

دانشگاه پیام نور

حفظ آب و خاک تكميلى

مؤلفین:

دکتر محمدحسن صالحی

دکتر عیسی اسفندیارپور بروجنی

مهندس رضا مهاجر

مهندس محسن باقری بُداع آبادی

فهرست مطالب

نُه پیش‌گفتار.
۱ فصل اول: مفاهیم و تعاریف اولیه
۱ ۱) مقدمه
۳ ۲-۱) تعریف فرسایش
۳ ۳-۱) عوامل مؤثر بر فرسایش
۴ ۴-۱) عامل انرژی
۶ ۶-۱) عامل مقاومت
۶ ۶-۲-۱) عامل حفاظت
۸ ۸-۱) اثرات فرسایش
۸ ۸-۱-۱) اثرات فرسایش در محل
۹ ۸-۱-۲) اثرات فرسایش در خارج از محل
۱۱ ۱۱-۱) حد قابل قبول فرسایش
۱۳ ۱۳-۱) مراحل مختلف فرسایش
۱۳ ۱۳-۱-۱) جدا شدن ذرات از توده‌های اصلی خاک
۱۳ ۱۳-۱-۲) انتقال ذرات جداسده
۱۳ ۱۳-۱-۳) تجمع و انباسته‌شدن مواد
۱۴ ۱۴-۱) مهم‌ترین مناطق مستعد فرسایش
۱۶ ۱۶-۱) پرسش
۱۷ فصل دوم: انواع فرسایش آبی
۱۷ ۱۷-۱) تقسیم‌بندی انواع فرسایش بر اساس عوامل فرسایشی
۱۸ ۱۷-۲) تقسیم‌بندی انواع فرسایش بر اساس تأثیر طبیعت و دخالت انسان
۱۸ ۱۸-۱) فرسایش طبیعی
۱۸ ۱۸-۲) فرسایش تشدیدشونده
۱۹ ۱۹-۱) عوامل مؤثر بر فرسایش آبی
۱۹ ۱۹-۲-۱) بارندگی
۱۹ ۱۹-۲-۲) شب زمین
۲۰ ۱۹-۳-۲) پوشش گیاهی
۲۰ ۲۰-۴-۲) خاک
۲۱ ۲۰-۵-۲) نقش انسان
۲۱ ۲۱-۴-۲) انواع فرسایش آبی

ب/ فصل اول: مفاهیم، ضرورت‌ها و تعاریف اولیه در آمار مکانی

۲۱.....	۱) فرسایش بارانی (پاشمانی یا پرتابی).....	۲-۴-۲
۲۲.....	۲) فرسایش سطحی یا ورقه‌ای.....	۲-۴-۲
۲۳.....	۳) فرسایش شیاری.....	۲-۴-۲
۲۴.....	۴) فرسایش بین شیاری.....	۲-۴-۲
۲۵.....	۵) فرسایش خندقی (گالی).....	۲-۴-۲
۲۶.....	۶) فرسایش هزار دره.....	۲-۴-۲
۲۷.....	۷) فرسایش سیلابی.....	۲-۴-۲
۲۷.....	۸) فرسایش بالارونده (کنار رودخانه‌ای).....	۲-۴-۲
۲۹.....	۹) فرسایش توده‌ای (داخلی).....	۲-۴-۲
۳۱.....	۱۰) فرسایش تونلی (زیرزمینی).....	۲-۴-۲
۳۱.....	۱۱) فرسایش پاسنگی (ستونی).....	۲-۴-۲
۳۲.....	۱۲) فرسایش حاصلخیزی.....	۲-۴-۲
۳۲.....	۱۳) فرسایش عمودی (درونی).....	۲-۴-۲
۳۳.....	۱۴) فرسایش گلخراibi.....	۲-۴-۲
۳۳.....	۱۵) فرسایش ساحلی.....	۲-۴-۲
۳۳.....	۱۶) فرسایش شیمیایی (شبه‌کارستی یا انحلالی).....	۲-۴-۲
۳۴.....	۱۷) فرسایش مکانیکی (حاصل از شخم).....	۲-۴-۲
۳۵.....	۱۸) پرسش.....	۲-۴-۲

۳۶.....	فصل سوم: مدل‌سازی فرآیند فرسایش خاک	۳-۴-۱
۳۶.....	۱) مقدمه	۳-۴-۱
۳۷.....	۲) تقسیم‌بندی مدل‌های فرسایشی	۳-۴-۲
۳۷.....	۱-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه فرآیند محاسباتی.....	۳-۴-۲
۳۸.....	۲-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه ساختار فرمولی	۳-۴-۲
۴۱.....	۳-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه ساختار مکانی.....	۳-۴-۲
۴۱.....	۴-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه پایه‌ی نظری (مفهومی).....	۳-۴-۲
۴۳.....	۳-۳) انتخاب مدل‌ها برای استفاده در مطالعات	۳-۴-۳
۴۴	۴-۴-۳) مدل‌های فرسایش خاک	۳-۴-۳
۴۴	۱-۴-۳) معادله‌ی جهانی فرسایش خاک (USLE).....	۳-۴-۳
۶۹.....	۲-۴-۳) مدل جهانی اصلاح‌شده‌ی هدررفت خاک (RUSLE).....	۳-۴-۳
۷۱.....	۳-۴-۳) مدل جهانی تعدیل‌یافته‌ی هدررفت خاک (MUSLE).....	۳-۴-۳
۷۳.....	۴-۴-۳) مدل پسیاک (PSIAC)	۳-۴-۳
۸۶.....	۵-۴-۳) روش سازمان مدیریت اراضی آمریکا (BLM)	۳-۴-۳

۸۹ EPM مدل (۳-۴-۶)
۹۶ WEPP مدل (۳-۴-۷)
۹۷ ANSWERS مدل (۳-۴-۸)
۹۸ EUROSEM مدل (۳-۴-۹)
۹۹ SWAT مدل (۳-۴-۱۰)
۱۰۰ (۳-۴-۱۱) ارزیابی مدل‌های فرسایش
۱۰۱ پرسش (۳-۴-۵)
۱۰۲	فصل چهارم: حفاظت خاک
۱۰۲ (۴-۱) حفاظت خاک
۱۰۳ (۴-۱-۱) حفاظت غیرمکانیکی
۱۲۲ (۴-۱-۲) حفاظت مکانیکی
۱۳۷ (۴-۲-۳) مبارزه با فرسایش خندقی (گالی)
۱۳۸ (۴-۲-۴) انواع بند
۱۴۱ (۴-۲-۲-۲) محاسبات مربوط به بندها
۱۴۳ (۴-۳-۳) مبارزه با فرسایش کنار رودخانه‌ای (بالارونده)
۱۴۴ (۴-۳-۱) تشییت کناره‌های رودخانه به روش مستقیم
۱۴۵ (۴-۳-۲) تشییت کناره‌های رودخانه به روش غیرمستقیم
۱۴۸ (۴-۴-۴) مبارزه با ریزش کناره‌ها و فرسایش توده‌ای
۱۵۱ (۴-۴-۵) پرسش
۱۵۲	فصل پنجم: فرسایش بادی
۱۵۲ (۵-۱) مقدمه
۱۵۳ (۵-۲) اصول و علل ایجاد فرسایش بادی
۱۵۳ (۵-۲-۱) خصوصیات خاک
۱۵۵ (۵-۲-۲) پوشش گیاهی
۱۵۶ (۵-۲-۳) پستی و بلندی (توپوگرافی)
۱۵۶ (۵-۲-۴) آب و هوا
۱۵۸ (۵-۳-۳) نحوه انتقال ذرات خاک
۱۵۸ (۵-۳-۱) معلق
۱۵۹ (۵-۳-۲) جهشی
۱۵۹ (۵-۳-۳) خزشی
۱۶۰ (۵-۴) نتایج حاصل از عملکرد باد

د / فصل اول : مفاهیم ، ضرورت‌ها و تعاریف اولیه در آمار مکانی

۱۶۰.....	۴-۵) شکل‌های اراضی فرسایشی حاصل از باد.....
۱۶۲.....	۴-۴) شکل‌های اراضی رسوبی حاصل از باد.....
۱۶۴.....	۵) کنترل فرسایش بادی.....
۱۶۵.....	۵-۵) استفاده‌ی صحیح از زمین.....
۱۶۵.....	۵-۵) حفظ رطوبت خاک.....
۱۶۵.....	۵-۵) استقرار پوشش گیاهی.....
۱۶۶.....	۵-۵) استفاده از بقایای محصول.....
۱۶۷.....	۵-۵) ایجاد زبری در سطح خاک.....
۱۶۷.....	۵-۵) انجام شخم اضطراری.....
۱۶۸.....	۵-۵) انجام کشت نواری.....
۱۶۸.....	۵-۸) احداث بادشکن.....
۱۷۵.....	۵-۹) استفاده از مالج.....
۱۸۰.....	۶) پرسش.....
۱۸۱	کتابنامه

پیشگفتار

استفاده‌ی بیش از حد از منابع طبیعی، به‌واسطه‌ی افزایش سطح زیر کشت اراضی و نیز استفاده‌ی بیش از ظرفیت معمول آن‌ها (افزایش تولید در واحد سطح)، پیامدهایی از قبیل فرسایش خاک، کاهش حاصلخیزی خاک، تخریب اراضی، بیابان‌زایی و آلودگی آب و خاک را در پی داشته است.

کشور ایران که به‌طور عمدۀ از شرایط اقلیمی خشک و نیمه‌خشک بهره می‌گیرد، دارای اکوسیستمی ناپایدارتر و شکننده‌تر نسبت به مناطق مرطوب می‌باشد و اهمیت حفاظت از منابع آب و خاک در آن دوچندان است. برخلاف اهمیت این مسأله و نیز تلاش‌ها و پژوهش‌های انجام‌گرفته در بیش از نیم قرن گذشته، فرسایش خاک در کشور ایران، بسیار بیشتر از میانگین جهانی است.

پیشرفت علوم آب و خاک، همراه با گسترش علوم رایانه‌ای، باعث ایجاد مدل‌های مختلفی برای برآورد فرسایش شده است که نسبت به گذشته از دقت بالاتری برخوردار می‌باشند. در هر حال، حفاظت از منابع آب و خاک، موضوع بسیار مهمی است که پس از شناخت مناطق مستعد فرسایش و عوامل تشیدکننده‌ی آن، بایستی مد نظر برنامه‌ریزان و مدیران قرار گیرد. اهمیت فرسایش خاک باعث شده است در رشته‌های مختلفی که با منابع طبیعی سروکار دارند، فرسایش و حفاظت آب و خاک، به عنوان یکی از دروس تخصصی مطرح گردد. کتاب‌های مختلفی نیز در ارتباط با فرسایش و حفاظت خاک در کشور به رشته‌ی تحریر در آمده‌اند و هر یک، جنبه‌های مختلف

فرسایش را از دیدگاه‌های متفاوت، مد نظر قرار داده‌اند. لیکن، نویسنده‌گان کتاب حاضر تلاش نموده‌اند کتابی به رشتہ‌ی تحریر درآورند تا با زبانی ساده، بتواند نیاز دانشجویان رشتہ‌های کشاورزی و منابع طبیعی و نیز تمامی افرادی را که بهنحوی با مسائل حفاظت آب و خاک، سروکار دارند در بخش‌های تئوری و عملی برآورده سازد. این کتاب، مشتمل بر پنج فصل است. فصل اول، به مفاهیم و کلیات فرسایش می‌پردازد و فصل دوم، انواع فرسایش آبی را تشریح نموده است. فصل سوم، فرآیند فرسایش را مدل‌سازی می‌کند و انواع مدل‌های معمول فرسایش را در قالب یک مثال کلی بحث می‌نماید. فصل چهارم، به روش‌های مختلف حفاظت خاک (مبارزه با فرسایش خاک) پرداخته است. فصل پنجم، ضمن بیان فرسایش بادی، روش‌های مختلف کنترل آن را بیان کرده است. در این کتاب، از مطالعات سایر پژوهش‌گران نیز استفاده شده است که با ذکر منبع، به آن‌ها اشاره گردیده است و علاقه‌مندان می‌توانند برای دریافت اطلاعات بیشتر، به منابع اصلی مراجعه نمایند.

در پایان، برخود لازم می‌دانیم که از داور(ان) محترم، به‌خاطر بازخوانی کتاب و ارایه‌ی نظرات سازنده، تشکر و قدردانی نماییم. همچنین، پیشنهادها و انتقادهای تمامی عزیزانی که به هر نحو بتوانند ما را در بهبود کیفیت این کتاب برای چاپ‌های آتی یاری رسانند، مزید امتنان خواهد بود. لازم به ذکر است که نویسنده‌گان، سهم یکسانی در تألیف کتاب حاضر بر عهده داشته‌اند و توافق نموده‌اند که به‌طور مساوی از مزایای مادی و معنوی آن برخوردار گردند.

محمد‌حسن صالحی
عیسی اسفندیارپور بروجنی
رضا مهاجر
محسن باقری بُداغ‌آبادی
بهار ۱۳۹۰

فصل اول

مفاهیم و تعاریف اولیه

اهداف

در پایان فصل، دانشجو با مفاهیم زیر آشنا می‌شود:

۱. مقدمه‌ای بر فرسایش
۲. تعریف فرسایش
۳. عوامل مؤثر بر میزان فرسایش
۴. اثرات درونی و بیرونی فرسایش
۵. حد قابل قبول فرسایش
۶. مراحل مختلف فرسایش
۷. مناطق مستعد فرسایش

۱-۱) مقدمه

خاک، یکی از مهم‌ترین منابع طبیعی هر کشور محسوب می‌گردد. بشر در طی تاریخ تکاملی خود، همواره از خاک به عنوان بستری برای کشت و کار محصولات کشاورزی و تأمین نیازهای غذایی استفاده نموده است تا ادامه‌ی حیات خود را تضمین سازد.

یکی از عواملی که در کشاورزی، بسیار مورد توجه قرار می‌گیرد و عامل اصلی نابودی بسیاری از زمین‌های حاصلخیز کشاورزی و تبدیل آن‌ها به مکان‌های غیر قابل کشت می‌باشد، پدیده‌ی "فرسایش خاک"^۱ است. امروزه فرسایش خاک به عنوان خطری جدی برای رفاه انسان

و حتی برای ادامه‌ی حیات او به شمار می‌آید. در مناطقی که فرسایش کنترل نمی‌شود، عمق خاک به تدریج کاهش می‌یابد و حاصلخیزی خود را از دست می‌دهد. فرسایش خاک، نه تنها سبب فقیر شدن خاک و متروک شدن مزارع می‌گردد و از این راه، خسارت‌های جبران‌ناپذیری بر جای می‌گذارد؛ بلکه با رسوب‌گذاری در آبراهه‌ها، مخازن سدها و بنادر و کاهش ظرفیت آبگیری آن‌ها، زیان‌های فراوانی را موجب می‌گردد.

فرسایش خاک، همواره در طی قرن‌های مختلف، یکی از خطرات جدی و تهدیدکننده‌ی رفاه و آبادی هر جامعه محسوب می‌شده است. بر پایه‌ی برآوردهای انجام‌شده، سالیانه چندین میلیون هکتار از اراضی کشاورزی جهان بر اثر فرسایش خاک به کام نایودی کشیده می‌شوند. فائو (۱۹۹۱) پیش‌بینی نموده است که مقدار فرسایش در ایران در سال ۱۳۹۰ به ۴/۵ میلیارد تن برسد. فعل و انفعالات فرسایش خاک و جایگزینی اراضی غیر قابل کشت بجای بسترهای حاصلخیز خاک، تأسف‌انگیز است و این فرآیند، باعث مهاجرت هزاران نفر از روستاییان به سمت شهرها شده است. بنابراین، تردیدی نیست که پیشرفت و دوام کشاورزی، مستلزم به کار بردن روش‌های مناسب و مؤثر برای جلوگیری یا کم نمودن میزان شستشو و هدر رهوی خاک می‌باشد.

به عقیده‌ی عموم کارشناسان، مهم‌ترین علت فرسایش خاک، عوامل انسانی است. افزایش رشد جمعیت، نیازهای اقتصادی زیادی را به دنبال داشته است؛ چراکه یکی از اساسی‌ترین نیازهای جمعیت موجود در کشور، تأمین مسکن می‌باشد و افراد سودجو، از این نیاز آگاهی دارند و به تخریب جنگل‌ها می‌پردازن. متأسفانه، ناتوانی مراکز ترویجی در اشاعه‌ی فرهنگ استفاده‌ی صحیح از جنگل‌ها و مراتع بر اساس اصول علمی و فقدان مدارس آموزش منابع طبیعی کافی برای روستاییان و عشایر، از علل دیگر روند تصاعدی بالا می‌باشند. بر مبنای دلایل فوق، انسان از طریق افزایش تعداد دام در سطح مراتع و تخریب غیرقانونی جنگل‌ها، عدم کاربری صحیح اراضی کشاورزی، استفاده‌ی نادرست از منابع آب و گاهی از طریق احداث خطوط جاده‌ای و بهره‌برداری غلط از معادن، فرسایش خاک را از حالت طبیعی و معمول خود خارج ساخته است و بر آن دامن زده است. علاوه بر این، می‌توان به عدم تخصیص بودجه‌ی مناسب برای مبارزه با پیشرفت بیان‌ها و همچنین عدم توجه به حفظ زمین‌های زیرکشت اشاره نمود. با نیمنگاهی به تاریخچه‌ی کشاورزی کشورهای توسعه‌یافته (مانند آمریکا، فرانسه و ژاپن)، می‌توان دریافت که این کشورها دارای برنامه‌ریزی صحیح در بخش کشاورزی می‌باشند و

کمبود بودجه‌ی بخش صنعت خویش را از درآمدهای بخش کشاورزی تأمین می‌کنند. متأسفانه در کشور ما، بهدلیل توجه بیشتر مسؤولان کشوری به بخش صنعت و عدم توجه آنان به بخش کشاورزی و نادیده گرفتن مشکلات آن، باعث شده است که مسیر قهقرایی تخریب اراضی کشاورزی، در سالیان اخیر، سرعت بیشتری به خود بگیرد. بنابراین، نباید مسأله‌ی حفاظت خاک را کوچک و کم‌همیت شمرد و توجه هر چه بیشتر و بهتر به این موضوع، می‌تواند آینده‌ی جمعیت ایران را تأمین سازد. در واقع، به منظور جلوگیری از فرسایش خاک که به معنی کاهش میزان تلفات خاک می‌باشد بایستی سرعت فرسایش، تقریباً برابر سرعت طبیعی تلفات خاک گردد و ایت امر بستگی به انتخاب راهکارهای مناسب در حفاظت خاک دارد. این موضوع، مستلزم شناخت تمامی فرآیندهای فرسایش است و در این کتاب تلاش گردیده است تا حد امکان، توجه خوانندگان محترم را به این موضوع‌ها جلب نماید.

۲-۱) تعریف فرسایش

کلمه‌ی فرسایش (Erosion)^۱ از ریشه‌ی لاتین "Eroderi"^۲ به معنی "ساییدگی" گرفته شده است و عبارت از "ساییدگی سطح زمین" یا "کاهش تدریجی مواد" می‌باشد. به‌طور کلی، فرسایش به فرآیندی گفته می‌شود که طی آن، ذرات خاک از بستر اصلی خود جدا می‌شوند و به کمک یک عامل انتقال‌دهنده (مانند آب یا باد)، به مکان دیگری حمل می‌گردند. در علم کشاورزی، فرسایش خاک را انتقال یا حرکت خاک از نقطه‌ای به نقطه‌ای دیگر در سطح زمین گویند که باعث تخریب اراضی و کاهش حاصلخیزی خاک می‌شود.

۳-۱) عوامل مؤثر بر فرسایش

فرسایش، یک پدیده‌ی تسطیح یا هموارکننده‌ی سطح زمین است؛ به این معنی که خاک‌ها و قلوه‌سنگ‌ها در طی فرآیند فرسایش، از نقاط مرتفع‌تر به محل‌های پست‌تر حرکت می‌کنند که نیروهای مختلفی در این رابطه تأثیرگذار می‌باشند. به‌طور کلی، فاکتورهایی که بر مقدار فرسایش اثرگذار هستند در سه گروه زیر خلاصه می‌شوند:

1- Erosion

2- Eroderi

۱-۳-۱) عامل انرژی

انرژی اولیه برای سستشدن بستر سنگ و خاک و به حرکت در آمدن آنها می‌تواند تحت تأثیر نیروهای مختلف تأمین گردد که در زیر، به برخی از مهم‌ترین آنها اشاره می‌گردد.

۱-۳-۱) مقدار کل بارندگی و شدت آن

بارندگی زیاد در صورتی که ریزش آن آرام باشد، فرسایش زیادی ایجاد نمی‌کند؛ در حالی که باران‌های شدید، حتی به مقدار کم، موجب فرسایش زیاد می‌شوند. در فصل سرما که زمین منجمد می‌شود و در فصل رشد گیاهان که پوشش گیاهی انبوه است، بارندگی اثر فرسایشی کمتری دارد.

مطالعاتی که در زمینه رابطه تلفات خاک و اقلیم در مقیاس جهانی انجام شده است، نشان می‌دهند که فرسایش در جاهایی به حداقل خود می‌رسد که میانگین بارندگی مؤثر سالیانه آن، ۳۰۰ میلی‌متر باشد (مورگان، ۱۹۹۶). منظور از بارندگی مؤثر، مقدار بارانی است که در شرایط مشخصی از درجه حرارت بتواند مقدار معینی روان‌آب ایجاد کند. در وضعیتی که مقدار بارندگی، کمتر از ۳۰۰ میلی‌متر باشد، با افزوده شدن بارندگی، فرسایش نیز افزایش می‌یابد. البته افزایش بارندگی باعث بهتر شدن پوشش گیاهی نیز می‌شود و این خود، سطح خاک را بهتر محافظت می‌کند. اما در وضعیتی که مقدار بارندگی سالیانه، بیشتر از ۳۰۰ میلی‌متر باشد، نقش حفاظتی پوشش گیاهی بر عوامل فرسایش فزونی می‌گیرد. در نتیجه، با افزوده شدن بارندگی، میزان تلفات خاک، کاهش پیدا می‌کند. البته شاهدهایی نیز در دسترس هستند که ثابت می‌کنند اگر نزولات جوی از حدی بیشتر شود، بارندگی و روان‌آب ناشی از آن‌ها ممکن است به اندازه‌ای زیاد شوند که خود باعث افزایش تلفات خاک گردند. به منظور دریافت اطلاعات بیشتر در مورد مقدار و شدت بارندگی بر میزان فرسایش، به فصل سوم مراجعه نمایید.

۲-۱-۳-۱) باد

باد به خودی خود نمی‌تواند صخره‌ها را بفرساید، ولی وقتی همراه خود ذرات معلق سیلت و رس را حمل می‌کند یا ذرات شن را به صورت خزش و جهش منتقل می‌کند، موجب ساییده-شدن (حتی سخت‌ترین صخره‌ها) می‌گردد. این عمل، شبیه حرکت با دور آهسته‌ی عمل

سُنباده‌کشی است که به منظور تمیز کردن سطح فلزات، قبل از رنگ کردن آن‌ها، مورد استفاده قرار می‌گیرد.

۱-۳-۱) شیب زمین

شیب زیاد باعث تسریع جریان آب می‌شود و به همان نسبت، میزان فرسایش و هدر روی آب افزایش پیدا می‌کند. طول شیب نیز اهمیت دارد، چون هر قدر شیب ادامه‌ی بیشتری داشته باشد، بر مقدار جریان سطحی آب افزوده خواهد شد.

۱-۳-۲) موجودات زنده

بعضی از انواع موجودات زنده (مانند جلبک‌ها و گلسنگ‌ها)، در عمل، موجب شکسته شدن سنگ‌ها می‌شوند؛ ولی اثر عمدی این موجودات، ایجاد اختلالاتی است که اثر عوامل دیگر را سرعت می‌بخشد.

حیوانات نیز با پا گذاشتن بر روی سنگ و خاک، موجبات شکستن و خرد شدن آن‌ها را فراهم می‌آورند و در نتیجه، حمل آن‌ها را توسط آب و یا باد تسهیل می‌کنند. کرم خاکی و موریانه از جمله موجوداتی هستند که موجب بهم خوردن و افزایش هوادیدگی و اکسیداسیون خاک می‌شوند و به این ترتیب، پدیده‌ی تبدیل صخره‌های مقاوم به خاک قابل فرسوده شدن را سرعت می‌بخشنند.

یکی از مهم‌ترین عوامل فرسایش، انسان می‌باشد. بشر با دخالت‌های مستقیم و غیرمستقیم خود می‌تواند اثر تشدیدی و یا تعدیلی بر فرسایش خاک داشته باشد که البته آمارهای ارایه شده، نقش انسان در افزایش میزان فرسایش را بارزتر می‌سازند. انسان با شخم زدن زمین، میلیون‌ها بار سریع‌تر از حیوانات حفار، موجب بهم خوردن و هوادیدگی خاک می‌گردد. با این عمل، در حقیقت، تمام پدیده‌های فیزیکی طبیعت که فرسایش نیز یکی از آن‌ها است، تشدید می‌شوند.

۱-۳-۳) تغییرات درجه حرارت

در مقیاس‌های زمانی کوتاه، گذشت زمان، غیر قابل تشخیص است و تغییرات بسیار جزئی یا بسیار آهسته، در مدت زمان طولانی اهمیت پیدا می‌کند. به عنوان مثال می‌توان از ورقه‌ورقه

حفظه آب و خاک تکمیلی/۶

شدن و شکاف برداشتن سنگ‌ها و صخره‌ها در اثر تغییر درجه حرارت نام برد. تغییرات سریع درجه حرارت شب و روز، فقط روی سطح صخره‌ها اثر می‌گذارد؛ در حالی که تغییرات آرام بین زمستان و تابستان تا اعمق بیشتری نفوذ می‌کند. وقتی که تغییرات درجه حرارت با یخ‌بندان نیز همراه باشد، در اثر انبساط حجم آب در بین شکاف‌ها و درزها، اثر خردکنندگی آن بهشت افزایش می‌یابد.

۲-۳-۱) عامل مقاومت

خصوصیات خاک‌ها و نحوه مدیریت آن‌ها، بر مقدار فرسایش تأثیرگذار می‌باشند که این ویژگی‌ها تحت عنوان عامل مقاومت، مورد بحث قرار می‌گیرند. به عبارت دیگر، هر خاکی با خصوصیت‌های معین، دارای شدت فرسایش مشخصی است. به عنوان نمونه، خاک‌های دارای اجزای سنگی و یا پوسته‌های بیولوژیکی، در مقابل ضربه‌ی قطره‌های باران، مقاومت بیشتری دارند. از طرفی، خاکدانه‌های پایدار در مقابل ضربه‌ی قطره‌های باران مقاومت می‌کنند و خاک‌ها را حتی در صورت وقوع روان‌آب، حفظ می‌کنند. خاک‌های رسی خاص موجود در مناطق گرمسیری که دارای اکسیدها و هیدروکسیدهای آهن و آلومینیوم بالایی هستند، به خاطر دارا بودن خاکدانه‌های بسیار مقاوم، در مقابل بارش‌های سیل‌آسا مقاومت می‌کنند و از این جنبه، حائز اهمیت می‌باشند.

همانگونه که اشاره گردید، مدیریت خاک نیز یکی دیگر از فاکتورهای مؤثر بر فرسایش خاک می‌باشد. هدف از انجام عملیات مدیریت خاک، حاصلخیز نگهداشتن و حفظ ساختمان خاک است. حاصلخیز بودن خاک، به معنی تولید بیشتر، پوشش گیاهی مناسب‌تر و به حداقل رساندن اثر مخرب قطره‌های باران، روان‌آب و باد می‌باشد. به‌طور معمول، خاک‌های حاصلخیز، دارای ساختمانی پایدار و دانه‌ای هستند و در اثر عملیات کشاورزی، از نفوذپذیری آن‌ها کاسته نمی‌شود. بنابراین، حاصلخیزی خاک را باید به عنوان کلید حفاظت خاک تلقی نمود.

۳-۳-۱) عامل حفاظت

چگونگی جلوگیری از فرسایش بیشتر خاک، موضوعی است که در قالب حفاظت و فاکتورهای مؤثر بر این عامل، مورد بحث قرار می‌گیرد. از جمله روش‌های حفاظت خاک می‌توان به شخم عمود بر جهت شیب، تراس‌بندی و ایجاد بانکت اشاره کرد. در فصل چهارم،

شیوه‌های مختلف حفاظت خاک (روش‌های مبارزه با فرسایش) مورد بحث قرار گرفته‌اند. با این وجود، در رابطه با عامل حفاظت، به دو فاکتور مهم تراکم جمعیت و پوشش گیاهی، اشاره‌ای مختصر می‌گردد.

۱-۳-۳-۱) تراکم جمعیت

افزایش رشد جمعیت، نیازهای اقتصادی زیادی را به دنبال داشته است، به‌طوری که کشاورزان مجبور شده‌اند تولید محصولات غذایی را برای رفع چنین نیازهایی، به بیش از دو برابر برسانند. در این راستا، بسیاری از افراد، به‌واسطه‌ی جنگل‌تراشی و سوزاندن درختان در شیب‌های تند و شخم مراعع، اقدام به توسعه‌ی سطح اراضی زیر کشت نموده‌اند. همچنین، فشار جمعیت، سبب چرای بی‌رویه‌ی دامها در مراعع و استخراج بیش از حد منابع چوب گردیده است. پیامد تمامی این فعالیت‌ها، تخریب و یا حذف پوشش گیاهی و در معرض قرار گرفتن هر چه بیشتر خاک حساس زیرین این مناطق به فرسایش است. در نتیجه، به مرور زمان، کیفیت اراضی کاهش می‌یابد و نابودی زود هنگام آن‌ها را باعث می‌شود.

۱-۳-۳-۲) پوشش گیاهی

فرسایش شدید، زمانی اتفاق می‌افتد که پوشش گیاهی از بین برود و فضای خالی بین گیاهان، بیشتر گردد. در نتیجه، اثر مخرب قطره‌های باران بر خاک سطحی، افزایش خواهد یافت و ساختار خاک، دچار اختلال خواهد شد. از طرفی، به‌دلیل افزایش میزان روان‌آب، کاهش مواد مغذی خاک را شاهد خواهیم بود. بنابراین، فرسایش و روان‌آب، به‌طور قابل ملاحظه‌ای، به‌وسیله‌ی انواع پوشش گیاهی، تحت تأثیر قرار می‌گیرند.

پوشش جنگلی و مرتعی، مؤثرترین عوامل محافظت خاک در مقابل فرسایش هستند. گیاهان زراعی، اثر محافظتی کمتری دارند؛ ولی این موضوع در گیاهان مختلف، یکسان نیست. گیاهان دانه‌ریز (مانند گندم و چاودار)، به‌طور قابل ملاحظه‌ای نسبت به شستشوی سطحی خاک، ممانعت به عمل می‌آورند. گیاهان ردیفی (مانند ذرت، سویا و سیبز مینی) در مراحل رشد اولیه، پوشش زنده‌ی اندکی دارند و بنابراین خاک، در معرض فرسایش قرار می‌گیرد؛ مگر آنکه پسمانده‌های زراعت قبلی، سطح خاک را پوشش دهند.

حفظاًت آب و خاک تكميلی/۸

گیاهان پوششی (مانند گیاهان علوفه‌ای) می‌توانند سبب ایجاد پوشش در فاصله‌ی بین فصول رشد گیاهان یک‌ساله گردند. گیاهان چندساله نیز می‌توانند به‌طور دائم، موجب حفاظت خاک در بین ردیف درختان شوند. پژوهش‌های انجام‌شده در مناطق مختلف، نشان می‌دهند که لازم نیست خاک‌پوش سطحی، چندان ضخیم باشد و یا تمام سطح خاک را به‌طور کامل پوشش دهد تا سبب حفاظت خاک گردد. در واقع، افزایش انداز در پوشش سطحی می‌تواند کاهش چشمگیری را در فرسایش خاک فراهم آورد.

۴-۱) اثرات فرسایش

فرسایش، علاوه‌بر ایجاد خسارت در محل اصلی، دارای اثرات نامطلوب در خارج از محل وقوع آن نیز می‌باشد. بنابراین، اثرات فرسایش را می‌توان به دو گروه کلی "اثرات درونی"^۱ و "اثرات بیرونی"^۲ گروه‌بندی نمود. منظور از اثرات درونی، خسارت‌های وارده در محل وقوع فرسایش می‌باشند؛ در حالی که اثرات بیرونی، هزینه‌های فرسایش در خارج از محیط اصلی آن را شامل می‌شوند که به‌طور عمده، مربوط به اثرات رسوب و مواد شیمیایی همراه آن‌ها در اراضی پایین‌دست هستند. هرچند ممکن است که هزینه‌های این دو نوع خسارت، بلافاصله ظاهر نشوند، ولی واقعیت آن است که این‌گونه اثرات وجود دارند و در طول زمان آشکار می‌گردند.

۱-۴-۱) اثرات فرسایش در محل

بدیهی است که آشکارترین جنبه‌ی فرسایش، هدررفت خود خاک است. این هدررفت می‌تواند بر روی خصوصیات مختلف (فیزیکی، شیمیایی و بیولوژیکی) خاک اثرگذار باشد. از مهم‌ترین اثرات فرسایش بر خصوصیات فیزیکی خاک می‌توان به از بین رفتن ساختمان خاک و کاهش نفوذپذیری آن، کاهش ظرفیت ذخیره‌ی آب در خاک، سله بستن، متراکم شدن و سخت شدن خاک، خارج شدن ذرات کلوپیدی و رسی از سطح خاک، کاهش عمق خاک و کاهش سطح زیر کشت اشاره نمود.

1- On-site effects

2- Off-site effects

از جمله اختلال‌های شیمیایی و تغذیه‌ای مربوط به فرسایش می‌توان کاهش ظرفیت تبادل کاتیونی^۱ و کمبود عناصر غذایی را نام برد. همچنین فرسایش، خاک سطحی را از بین می‌برد. این لایه‌ی سطحی، دارای مقدار زیادی مواد آلی است و به لحاظ بیولوژیکی، بسیار فعال می‌باشد. در نتیجه، با از دست رفتن خاک سطحی، قابلیت عموم گیاهان برای رشد، از بین می‌رود و یا محدود می‌گردد که پیامد این موضوع، تغییر پوشش به سمت گیاهان نامناسب و غیردلخواه (مانند علفها و یا نمونه‌های بوته‌ای) می‌باشد. از سوی دیگر، با کاهش مواد آلی، جمعیت میکروبی خاک کاهش می‌یابد و فعالیت زیستی، کم می‌شود. بعلاوه، فرسایش می‌تواند عوامل بیماری‌های گیاهی را از خاک به پوشش برگی گیاه و یا از مناطق بالا دست به مناطق پایین- دست انتقال دهد.

۴-۲-۱) اثرات فرسایش در خارج از محل

با جداسازی رسوبات و عناصر غذایی از خاک اصلی و انتقال آن‌ها به اراضی پایین‌دست، فشارهای جدیدی بر این اراضی وارد می‌شوند که ناشی از اثرات بیرونی فرسایش خاک می‌باشند. از مهم‌ترین این اثرات می‌توان به رسوب‌گذاری در مخازن و سدها، کاهش عملکرد محصول و به خطر افتادن سلامتی انسان اشاره نمود که در زیر به توضیح مختصر برخی از این اثرات اشاره شده است.

۴-۲-۱) اثرات فرسایش در پُر شدن سریع سدها

با تجمع رسوبات فرسایش‌یافته در درون دریاچه‌ی سد، ظرفیت آن برای ذخیره‌ی آب، نگهداری سیلاب و تولید نیروی برق، به طور مداوم کاهش می‌یابد. از طرفی، هزینه‌های لاپرواژی، تخلیه، تصفیه و فعالیت‌های ساختمانی برای رفع این مشکلات را نیز باید مد نظر داشت. آمارهای وزارت نیرو نشان می‌دهند که سالانه حدود ۱۸۰ میلیون مترمکعب رسوب در مخازن سدهای کشور ترسیب می‌شود که در خوشبینانه‌ترین شرایط، هزینه‌ای بالغ بر ۱۱۴۵ میلیارد ریال بر کشور تحمیل می‌کند (اسماعلی و عبدالله، ۱۳۸۹). به طور کلی، هر چه خاک‌های حوزه‌ی آبخیز، بیشتر فرسایش یابند؛ به همان نسبت، مواد بیشتری در پشت سد تجمع

1- Cation Exchange Capacity; CEC

حافظت آب و خاک تكميلی / ۱۰

می‌يابند و روی هم انباسته می‌شوند. در نتيجه، عمر سد (مدت بهره‌برداری از آن) کوتاه‌تر می‌گردد.

۲-۴-۱) اثرات فرسایش بر کاهش حاصلخیزی خاک

فرسایش خاک به عنوان عامل مهمی در کاهش حاصلخیزی شناخته شده است. حذف خاک از اراضی کشاورزی توسط فرسایش، پتانسیل طولانی مدت تولید محصول را کاهش می‌دهد. بر اثر فرسایش، خاک سطحی که از نظر کشاورزی، فعال‌ترین و حاصلخیزترین قسمت پوسته‌ی جامد زمین است، فرسوده می‌شود و در نتيجه، باردهی آن کاهش می‌يابد. چنانچه فرسایش، بسيار شديد باشد، موجب می‌گردد که اراضی به صورت متروکه رها شوند. به طور کلي، می‌توان اظهار داشت که فرسایش از عوامل پايان آورنده‌ی بازده زمین‌های کشاورزی محسوب می‌شود و در واقع، خاک را از بين می‌برد.

حاصلخیزی خاک، نه تنها بر اثر فرسایش کاهش می‌يابد، بلکه بر اثر تجمع آبرفت‌های نامرغوب و بادرفت‌های شور در سطح زمین‌های داير نيز در معرض خطر قرار می‌گيرد. اغلب مشاهده شده است که زمین، بسيار حاصلخیز بوده است؛ ولی بر اثر جاري شدن سیلاب‌های شور و يا بادرفت‌های شور در سطح آن، حاصلخیزی خود را از دست داده است.

پيش از اين اشاره گردید که فرسایش، موجب کاهش مواد آلى خاک می‌گردد. حال چنانچه قابلیت نفوذ آب يا هوا در خاک، بر اثر کم شدن يا از بين رفتن ماده‌ی آلى و تأثير سایر عوامل کاهش يابد، خاکدانه‌ها متلاشی و از هم جدا می‌شوند. در نتيجه، ساختمان خاک متراکم می‌گردد. در چنین حالتی، در فصل مرطوب، محيط نامساعد و خفه‌كشندگان در خاک به وجود می‌آيد؛ زيرا آب و هوا نمي‌توانند در خاک نفوذ کنند و همچنين، خاک قادر نيست که آب را برای فصل خشکی در خود ذخیره کند. در چنین محطي، به تدریج موجودات کوچک خاکزی (ميکروارگانيزم‌ها) از بين می‌رونند و هوموس خاک تلف می‌شود. بنابراین، با از بين رفتن هوموس و موجودات زنده، حاصلخیزی خاک به کلي از دست می‌رود.

۲-۴-۳) اثرات فرسایش بر کاهش عملکرد گياه

كمی کردن اثر فرسایش خاک بر عملکرد محصول، کار پيچيدگان است؛ به اين دليل که باید ارزیابی دقیقی از اثرات متقابل بین خصوصیات خاک، مشخصات محصول و اقلیم صورت

گیرد. اثرات فرسایش بر عملکرد گیاه، به صورت تجمعی است و حتی مدت‌ها بعد از شروع فرسایش شدید هم قابل مشاهده نمی‌باشد. به طور کلی، فرسایش خاک، از طریق اتلاف هوموس و عناصر غذایی، تخریب ساختمان، کاهش عمق خاک و نیز کاهش ظرفیت نگهداری آب خاک، عملکرد محصول را کاهش می‌دهد.

۱-۴-۲) اثرات فرسایش بر سلامتی انسان

ذرات ریزی که در اثر فرسایش (به ویژه فرسایش بادی) انتقال می‌یابند، خطرات عمدہ‌ای را برای سلامتی انسان به بار می‌آورند. ذراتی که در اندازه‌ی سیلت می‌باشند، به طور معمول، توسط موهای بینی تصفیه می‌شوند و یا در لایه‌ی گرک‌دار لوله‌های تنفسی و نایزه‌ها رسوب می‌یابند. این در حالی است که ذرات کوچک‌تر (در حد و اندازه‌های رس)، از این اندام‌های دفاعی عبور می‌کنند و در کیسه‌های هوایی شش‌ها تجمع می‌یابند. خود این ذرات، موجب ملتهب شدن شش‌ها می‌گردد؛ اما ممکن است که حاوی مواد سمی نیز باشند که در این صورت، خسارت‌های بیشتری را به همراه خواهند داشت. برای مثال، ممکن است که ذرات رس موجود در هوای دارای رس‌های ریز و سوزنی‌شکل از نوع رس‌های فیبری (مانند پالی‌گورسکایت و سپیولایت)^۱ باشند که با ورود آن‌ها به دستگاه تنفسی، ایجاد خراش‌هایی بر روی سامانه‌ی تنفسی انسان می‌کنند و موجب خونریزی‌های داخلی می‌شوند.

۱-۵) حد قابل قبول فرسایش^۲

با توجه به پیامدهای ناگوار فرسایش، کارشناسان و متخصصان باید تمام تلاش خود را برای جلوگیری از پیدایش فرسایش انجام دهند. حال، یک پرسش اساسی مطرح می‌باشد و آن اینکه "حد فرسایشی که ما در آن حد احساس می‌کنیم دیگر نبایستی فرسایش را تحمل کرد، بلکه بایستی در مورد آن کاری انجام داد کجاست؟"

معمولًاً به پرسش بالا، اینطور پاسخ داده می‌شود که هدف متخصصین حفاظت خاک، اطمینان از این موضوع است که از زمین به ترتیبی استفاده شود که این کاربری بتواند به طور مستمر ادامه یابد. یعنی هیچگونه تخریب تدریجی خاک صورت نپذیرد. این هدف، زمانی تحقق

1- Palygorskite and sepiolite

2- Erosion acceptable limit

می‌يابد که سرعت از دست رفتن خاک، بيشتر از سرعت تشكيل آن نباشد. هنگامی ميزان فرسايش، كمتر از مقدار تشكيل خاک يا برابر با آن است که خصوصيات خاک (مانند بافت، حاصلخizی و عمق خاک) در طول زمان ثابت بمانند. سرعت تشكيل خاک را نمي‌توان به دقت اندازه‌گيري کرد؛ ولی در شرایط طبیعی (ثابت بودن خصوصيات خاک با گذشت زمان)، حدود ۳۰۰ سال طول می‌كشد تا ۲۵ میلی‌متر خاک سطحی تشكيل شود (بنت، ۱۹۳۹). اين مدت برای وقتی که بهم خوردگی، هوادیدگی و شستشوی خاک با عمليات تهيه‌ی زمين، سرعت می‌گيرند به حدود ۳۰ سال تقليل می‌يابد. سرعت تشكيل ۲۵ میلی‌متر خاک در طول ۳۰ سال، تقریباً برابر با $\frac{12}{5}$ تن در هكتار در سال می‌باشد و این رقمی است که اغلب بهعنوان حدی که فرسايش نبايستی از آن بيشتر شود، پذيرفته شده است. در واقع، منظور از فرسايش قابل قبول، عبارت از حداکثر مقدار خاکی است که هر سال می‌تواند بهوسیله‌ی فرسايش در يك خاک معين، بدون تأثير در توان توليد درازمدت آن خاک به هدر رود. مقدار فرسايش قابل قبول، در حال حاضر نه بر اساس اطلاعات دقیق پژوهشی، بلکه بر مبنای بهترین قضاوت پژوهشگران صاحب‌نظر استوار می‌باشد.

بايستی توجه داشت که ميزان قابل قبول خاک از دست رفته ثابت نمی‌باشد و به تعدادی از عوامل کيفی و مدیريتی خاک (مانند عمق خاک، مقدار ماده‌ی آلی خاک و استفاده از عمليات مهار آب) بستگی دارد. اگر خاک‌رخی از يك خاک عميق با حاصلخizی يكسان در تمام سطوح تشكيل شده باشد، از دست دادن ۲۵ میلی‌متر خاک در طول ۳۰ سال، خطر جدی در بر ندارد. حال آنکه از دست رفتن همین مقدار خاک از خاک‌رخ تشكيل شده از چند سانتی‌متر خاک بر روی صخره‌های سخت، فاجعه‌آميز است. بدین ترتيب، ارقامي که بهعنوان حد قابل قبول فرسايش، مورد استفاده قرار می‌گيرند، بهندرت از $\frac{12}{5}$ تن در هكتار در سال بالاتر هستند. برای مثال، در خاک‌های Amerika، ارقام بين $\frac{2}{5}$ تا $\frac{12}{5}$ تن در هكتار در سال متداول می‌باشند. در افريقيا مرکزی، رقم ۱۰ تن در هكتار در سال برای خاک‌های شنی و $\frac{12}{5}$ تن در هكتار در سال برای خاک‌های رسی به کار می‌رود.

در هر حال، با توجه به حد قابل قبول فرسايش، نه تنها می‌توان بهمنظور حفظ توان توليد خاک‌های با خصوصيات مختلف، برنامه‌ریزی و مدیريت نمود؛ بلکه می‌توان از اين ویژگی در ارزیابی و تعیین برنامه‌های نظارتی متعدد بهره گرفت.

۶-۱) مراحل مختلف فرسایش

فرسایش، به هر شیوه‌ای که صورت گیرد، دارای سه مرحله‌ی اساسی می‌باشد که در زیر به توضیح آن‌ها پرداخته شده است.

۱-۶-۱) جدا شدن ذرات از توده‌های اصلی خاک

در این مرحله، ابتدا خاکدانه‌ها بر اثر از بین رفتن هوموس و کلوبیدهای خاک، چسبندگی خود را از دست می‌دهند و از هم می‌پاشند. در نتیجه، خاک آماده‌ی فرسایش می‌شود. در چنین وضعی، لایه‌ی سطحی خاک که حاصلخیزترین قسمت آن است، به‌طور ناگهانی یا به‌تدریج، توسط آب یا باد از جای خود کنده می‌شود.

پس از فرسایش خاک رویی، لایه‌های غیرحاصلخیز زیری یا سنگ مادر آن ظاهر می‌گردد. عواملی مانند انجامد و ذوب متناوب، ضربه‌ی قطره‌های باران و جریان آب، اثر جداکنندگی دارند و مواد را برای شسته‌شدن آماده می‌کنند.

۱-۶-۲) انتقال ذرات جدادشده

چون ذرات خاک، چسبندگی خود را از دست داده‌اند، نمی‌توانند در مقابل جریان‌های شدید آب‌ها یا بادهای تند مقاومت کنند. در نتیجه، از جای خود کنده می‌شوند و به نقطه‌ای دیگر منتقل می‌گردند.

مسافتی را که آب یا باد، مواد را با خود می‌برند، به عوامل مختلفی بستگی دارد که از آن جمله می‌توان به شدت آب یا باد، شیب زمین، ریزی و درشتی آبرفت‌ها یا بادرفت‌ها و همچنین، مسطح و وسیع بودن جلگه‌ها و دشت‌ها اشاره نمود.

۱-۶-۳) تجمع و انباشته‌شدن مواد

آبرفت‌ها به‌تدریج که از شدت جریان آب و شیب زمین کاسته می‌شود، از حرکت باز می‌مانند و در سطح زمین رسوب می‌کنند؛ به‌طوری که ابتدا، ذرات درشت‌تر و سپس، ذرات ریزتر بر جای می‌مانند. در بعضی موارد، تجمع مواد آبرفتی به‌قدری زیاد است که یک طبقه‌ی رسوبی قابل توجه را تشکیل می‌دهند.

بادرفت‌ها نیز هر جا به مانعی (مانند گیاه، دیوار، سنگ و غیره) برخورد کنند، روی هم انباشته می‌شوند. این مواد در شرایط فوق العاده، تشکیل تپه‌های بزرگ و حتی توده‌های عظیم ماسه‌ای را می‌دهند. توده‌های عظیم ماسه‌ای (تلماسه‌های) جنوب شرقی ایران که با ارتفاع حدود ۲۰۰ متر، مساحتی حدود "۵۲×۱۶۲" کیلومتر را اشغال کرده‌اند، نمونه‌ای از این بادرفت‌ها می‌باشند.

۷-۱) مهم‌ترین مناطق مستعد فرسایش

مناطق نیمه‌خشک و نیمه‌مرطوب دنیا (بهویژه چین، هندوستان، غرب آمریکا، روسیه‌ی مرکزی و نواحی مدیترانه‌ای)، سخت در معرض فرسایش قرار دارند. مشکل فرسایش خاک در این مناطق، همراه با نیاز شدید به حفاظت آب و موضوع حساس بودن شرایط اکولوژیکی محیط است؛ بهطوری که حذف پوشش گیاهی (چه به صورت چرای دام و چه به شکل برداشت محصول)، باعث کاهش سریع مواد آلی می‌شود که تخریب خاک و خطر کویری شدن آن را در پی خواهد داشت.

از دیگر مناطقی که با فرسایش شدید روبرو هستند، نواحی کوهستانی (مانند کوههای آند، هیمالیا، بخشی از کوههای راکی و بریدگی‌های دُرَّه‌ای آفریقا) و مناطق پوشیده از خاک‌های آتش‌شانی (مانند جاوه، جزیره‌ی جنوبی نیوزلند، گینه‌ی جدید و قسمت‌هایی از آمریکای مرکزی) را می‌توان نام برد.

سومین مناطق دنیا که با خطر فرسایش روبرو می‌باشند، مناطقی هستند که در آن‌ها شکل زمین و خاک، نتیجه‌ی اقلیم‌های گذشته^۱ است. هرچند این مناطق، در حال حاضر ظاهراً پایدار به نظر می‌رسند، ولی کوچک‌ترین کار تخریبی، این پایداری را از بین می‌برد و ممکن است که منجر به ایجاد خندق‌های عمیق در نواحی مذکور شود.

اما مشکل فرسایش خاک در ایران که بخش وسیعی از آن را مناطق کویری در بر گرفته است و خاک از پوشش مناسبی برخوردار نیست، بسیار بارزتر و چشم‌گیرتر می‌باشد. هرچند شرایط اقلیمی و وضع کنونی زمین‌شناسی ایران، به‌گونه‌ای است که آن را به صورت یک کشور مستعد به فرسایش خاک درآورده است، ولی حقیقت آن است که میزان فرسایش خاک در ایران، بیش از مقدار مورد نظر می‌باشد. آمارهای منتشرشده نشان می‌دهند که تلفات خاک در

اثر فرسایش در مملکت ما، چندین برابر بیش از میانگین آن در کشورهای آمریکایی و اروپایی است. به عنوان نمونه، بر اساس گزارش سازمان ملل (۱۹۹۹)، متوسط میزان فرسایش در ایران، حدود ۲۰ تن در هکتار در سال می‌باشد؛ در حالی که این عدد برای قاره‌های آسیا، آمریکا و اروپا، به ترتیب، $\frac{3}{8}$ ، $\frac{1}{9}$ و $\frac{1}{5}$ تن در هکتار در سال می‌باشد. اسماعیلی وردنجانی و همکاران (۲۰۰۲) نیز سرعت هدرفت خاک در ایران را حدود ۲۴ تا ۴۰ تن در هکتار در سال تخمین زده‌اند و بیان نموده‌اند که این مقدار فرسایش، در مقایسه با مقدار فرسایش در کل جهان که حدود ۲ تا ۵ تن در هکتار در سال می‌باشد؛ اختلاف فاحش دارد. از طرفی، باید توجه داشت که فرسایش خاک در ایران، یک روند صعودی دارد و متوسط سالیانه تلفات خاک ناشی از فرسایش، رشد قابل توجهی در سال‌های اخیر داشته است. یکی از اساسی‌ترین مسائلی که باعث فرسایش خاک در ایران (و البته در جهان) شده است، مسئله‌ی سیلاب‌ها می‌باشد. جنگل‌ها در طی قرن‌ها، موجب پایداری خاک و ذخیره‌سازی آب و رونق فعالیت‌های گوناگون کشاورزی بوده‌اند؛ ولی به مرور و با از میان رفتن تدریجی جنگل‌ها و پوشش‌های گیاهی، جاری شدن سیلاب بیشتر شده است. هنگامی که پوشش جنگلی بر اثر قطع بی‌رویه، حالت مناسب و متراکم خود را از دست می‌دهد، خاک آن منطقه به علت کمبود شاخ و برگ درختان و فاصله‌ی ایجادشده بین آن‌ها، در برابر باران‌های شدید، بی‌دفاع می‌ماند و مقاومت خود را از دست می‌دهد؛ به‌گونه‌ای که با کمترین بارش تند، شدیدترین سیلاب‌ها را به وجود می‌آورد. با از بین رفتن پوشش گیاهی، علاوه بر شسته شدن خاک و جاری شدن روان‌آب، نفوذ‌پذیری خاک از دست می‌رود. پیامد ایجاد روان‌آب و عدم نفوذ آب در خاک، پایین رفتن سفره‌های آب زیرزمینی است که اصلی‌ترین منبع آبیاری گیاهان در مناطق خشک محسوب می‌گردد. به مرور زمان، میزان آب و خاک موجود، به حدی کاهش خواهد یافت که یک کشاورز نمی‌تواند مایحتاج روزانه‌ی خود را به دست آورد. از این‌رو، پدیده‌ی مهاجرت به شهرها شدت بیشتری خواهد گرفت که پیامدهای خاص خود را به دنبال خواهد داشت. متأسفانه در کشور ایران، پدیده‌ی تخریب جنگل‌ها، روند سریعی را در پیش گرفته است. عربانی بیش از حد دامنه‌ی شمالی کوههای البرز که در روزگاری نه چندان دور، پوشیده از جنگل و بیشه بوده است، اکنون به خاطر بی‌توجهی، در معرض نابودی کامل قرار گرفته است و فرسایش خاک، تراکم حرارتی ناشی از تغییرات جوی، کاهش رطوبت و از همه مهم‌تر، تقلیل و نابودی پوشش گیاهی، از پیامدهای نامطلوب این بی‌رحمی انسان نسبت به طبیعت اطراف خود است.

۱-۸) پرسش

- ۱- چهار نوع خسارت مهم را که فرسایش خاک در مناطق خارج از محل وقوع اصلی خود به بار می‌آورد، نام ببرید.
- ۲- منظور از حد قابل قبول فرسایش چیست و مقدار معمول آن چقدر است؟
- ۳- چه تفاوت‌هایی در خصوصیات یک خاک با فرسایش‌پذیری زیاد نسبت به خاکی که دارای فرسایش‌پذیری کم است، انتظار دارید؟
- ۴- ارتباط رشد روزافزون جمعیت را با فرسایش خاک توضیح دهید.
- ۵- انرژی اولیه برای سست شدن بستر سنگ و خاک و به حرکت در آمدن آن‌ها می‌تواند تحت تأثیر نیروهای مختلف تأمین گردد. این نیروها را نام ببرید و به اختصار توضیح دهید.
- ۶- نقش پوشش گیاهی در جلوگیری از فرسایش خاک را توضیح دهید.
- ۷- مراحل سه‌گانه‌ی فرسایش خاک را نام ببرید و این مراحل را در مورد بادرفت‌ها بررسی نمایید.
- ۸- دو مثال از تأثیر فرسایش خاک بر سلامتی انسان ذکر کنید.
- ۹- به نظر شما چرا تلفات خاک حاصل از فرسایش در ایران، چندین برابر بیش از میانگین آن در کشورهای آمریکایی و اروپایی است؟

فصل دوم

انواع فرسایش آبی

اهداف

در پایان فصل، دانشجو با مفاهیم زیر آشنا می‌شود:

۱. تقسیم‌بندی انواع فرسایش بر اساس عوامل فرسایشی
۲. تقسیم‌بندی انواع فرسایش بر اساس تأثیر طبیعت و دخالت انسان
۳. عوامل مؤثر بر فرسایش آبی
۴. انواع فرسایش آبی

۱-۲) تقسیم‌بندی انواع فرسایش بر اساس عوامل فرسایشی

همان‌طوری که در فصل قبل نیز گفته شد، در فرآیند فرسایش، ذرات خاک، توسط عوامل فرساینده از بستر اصلی خود جدا می‌شوند و توسط یکی از عوامل انتقال‌دهنده به مکان دیگری حمل می‌گردند و در نهایت، در مکان جدیدی رسوب می‌کنند. در طبیعت، دو عامل اصلی انتقال‌دهنده ذرات خاک، آب و باد هستند. چنانچه عامل انتقال‌دهنده ذرات آب باشد، به فرسایش حاصله، "فرسایش آبی"^۱ گفته می‌شود و در صورتی که عامل انتقال باد باشد، به "فرسایش بادی"^۲ نامیده می‌شود.
در این فصل، انواع فرسایش آبی، شرح داده می‌شوند.

1- Water erosion

2- Wind erosion

۲-۲) تقسيم‌بندی انواع فرسایش بر اساس تأثیر طبيعت و دخالت

انسان

فرسایش از آغاز پیدایش کره‌ی زمین و قبل از پیدایش بشر اتفاق می‌افتد؛ ولی از وقتی که انسان زمین‌ها را مورد کشت‌وکار و بهره‌برداری بی‌رویه و غیراصولی قرار داده است، موجب بر هم زدن تعادل طبیعت (تشکیل خاک به مقدار کم و فرسایش خاک به مقدار زیاد) و در نتیجه، باعث فرسایش شدید خاک شده و در بسیاری از نقاط، آن را به ویرانی کشانیده است. بنابراین، فرسایش را از این نظر می‌توان به دو گروه مختلف تقسیم نمود:

الف) فرسایش طبیعی^۱

ب) فرسایش تشدیدشونده^۲

۱-۲-۲) فرسایش طبیعی

فرسایش طبیعی که "فرسایش عادی"^۳ هم نامیده می‌شود، پیوسته در طبیعت به وسیله‌ی آب و باد صورت می‌گیرد. این فرسایش، حاصل تأثیر نیروی ثقل، سرازیری دامنه‌ها، جریان آب سطحی در روی زمین، وجود نهرها، رودها، یخچال‌ها و غیره می‌باشد. سرعت این نوع فرسایش، به‌طور عمده، گند و هماهنگ با سرعت تشکیل خاک است.

۲-۲-۲) فرسایش تشدیدشونده

فرسایش تشدیدشونده، نتیجه‌ی تأثیر فعالیت‌های غلط انسان است که به موجب آن، خاک توسط آب یا باد با شدتی بیشتر از حد طبیعی، فرسایش می‌باید و از حاصلخیزی آن کاسته می‌شود. امروزه وقتی صحبت از فرسایش و راه‌های مبارزه با آن می‌شود، منظور، فرسایش ناشی از دخالت غلط و عدم مدیریت صحیح انسان است. فرسایش تشدیدشونده، زمانی اتفاق می‌افتد که پوشش گیاهی از بین برود؛ فضای بین گیاهان افزایش یابد؛ سطح خاک در معرض عوامل انتقال (آب و باد) قرار گیرد؛ ساختمان خاک به واسطه‌ی اختلال زیاد و کاهش ورود مواد مغذی تخریب شود و در نهایت، خاک توانایی خود را در برابر عوامل انتقال از دست بدهد. از بین رفتن

1- Natural erosion

2- Accelerated erosion

3- Normal erosion

ساختمان خاک باعث تراکم خاک و افزایش حجم روان‌آب می‌شود و در نتیجه، فرسایش خاک تشدید می‌گردد. البته حالت‌های استثنایی و نادری هم وجود دارند که دخالت بشر، موجب کاهش فرسایش طبیعی می‌گردد. به عنوان مثال، وقتی که صحراء‌ها احیا می‌شوند، نواحی خشک به‌وسیله‌ی آبیاری معتدل می‌گردند و یا جنگل‌ها ایجاد می‌شوند؛ اما این نوع فعالیت‌ها در مقایسه با کارهایی که انسان در راستای افزایش فرسایش انجام داده است، بسیار ناچیز هستند.

۳-۲) عوامل مؤثر بر فرسایش آبی

در این فصل با تفصیل بیشتری به عوامل مؤثر بر فرسایش آبی پرداخته می‌شود و در فصل سوم، مدل‌سازی فرآیند فرسایش، مورد بحث قرار می‌گیرد. در واقع، شناخت این عوامل برای کنترل فرسایش آبی ضرورت دارد که به همین دلیل، در ادامه‌ی مطالب کتاب، مهم‌ترین این عوامل تشریح شده‌اند.

۱-۳-۲) بارندگی

مهم‌ترین ویژگی‌های بارندگی که از نظر فرسایش‌پذیری، حائز اهمیت هستند؛ مقدار بارندگی، جرم قطره‌ها، اندازه یا قطر ذرات، جهت ریزش قطره‌ها، شدت بارندگی و فصل بارش می‌باشند. حداکثر قطر ظاهری قطره‌ها، بین پنج تا شش میلی‌متر است. سرعت قطره‌های باران نیز به اندازه‌ی قطر آن‌ها بستگی دارد. سرعت در حد فاصل قطره‌ی باران در حال سقوط آزاد، تا هنگامی که این نیرو با نیروی مقاومت اصطکاک هوا برابر گردد، افزایش می‌یابد. در این موقع، قطره با سرعت نهایی خود سقوط خواهد کرد. بارندگی زیاد در صورتی که ریزش آن آرام باشد، فرسایش زیادی ایجاد نمی‌کند. این در حالی است که باران‌های شدید، حتی به مقدار کم، موجب فرسایش زیاد می‌شوند؛ زیرا با افزایش شدت، قطر ذرات بیشتر می‌شود و انرژی جنبشی آن‌ها زیادتر می‌گردد. لازم به ذکر است که چگونگی محاسبه‌ی انرژی جنبشی باران در فصل سوم بحث شده است.

۲-۳-۲) شب زمین

شب زیاد باعث تسریع جریان آب می‌شود و به همان نسبت، میزان فرسایش و هدر رفتن آب، افزایش پیدا می‌کند. طول دامنه نیز اهمیت دارد؛ چون هر قدر دامنه‌ی شب، طول

حافظت آب و خاک تکمیلی / ۲۰

بیشتری داشته باشد، بر مقدار سیلاب و فرسایش حاصله افزوده خواهد شد. شکل و دامنه جهت شیب نیز در این ارتباط مهم هستند. در شیب‌های محدب، مقدار فرسایش، حداکثر می-باشد؛ در حالی که شیب‌های مقعر، کمترین مقدار فرسایش را ایجاد می‌کنند. در شرایط مساوی، دامنه‌های آفتاب‌گیر (به عنوان مثال، در نیم‌کره‌ی شمالی، شیب‌های جنوبی و غربی)، فرسایش بیشتری از دامنه‌های سایه‌گیر (به عنوان مثال، در نیم‌کره‌ی شمالی، شیب‌های شمالی و شرقی) دارند؛ زیرا به علت گرم‌تر بودن، زودتر خشک می‌شوند و در نتیجه، پوشش گیاهی کمتری دارند.

۳-۳-۲) پوشش گیاهی

به طور کلی، وجود پوشش گیاهی، فرسایش را کاهش می‌دهد. با از بین رفتن پوشش گیاهی، باران‌هایی که بر سطح خاک لخت می‌بارند، علاوه‌بر شستن خاک و تبدیل شدن به روان‌آب، فرصت نفوذ به داخل زمین را از دست می‌دهند. البته نوع پوشش، ارتفاع، تراکم و فصل رشد گیاهان، نقش مهمی در میزان جلوگیری آن‌ها از فرسایش دارد. در مناطقی که گیاهان، پوشش کافی فراهم نکنند و قسمتی از خاک را بر هنگ گذارند، فرسایش خاک، بیشتر از مناطقی است که از پوشش کاملی برخوردار می‌باشند. گیاهانی مانند جو و گندم، پوشش نسبتاً کافی برای خاک فراهم می‌کنند. در فصل رشد گیاهان که پوشش گیاهی انبوه است، بارندگی اثر فرسایشی کمتری دارد.

۴-۳-۲) خاک

هر خاکی با خصوصیات معین، دارای شدت فرسایش مشخصی است. مقاومت خاک در برابر جداشدن و انتقال ذرات، به "فرسایش‌پذیری خاک"^۱ معروف است و آن را با K نشان می‌دهند (بریان، ۲۰۰۰). به عنوان مثال، خاک‌های رسی و یا ماسه‌ای، فرسایش‌پذیری کمتری نسبت به خاک‌های سیلتی‌لومی دارند. خاک‌های همراه با مواد آلی، در برابر فرسایش مقاوم‌تر هستند؛ زیرا نفوذ‌پذیری آن‌ها به دلیل ساختمان مناسب، افزایش می‌یابد و در نتیجه، میزان روان‌آب را کاهش می‌دهد. از مهم‌ترین خصوصیت‌های فیزیکی خاک مؤثر در میزان فرسایش، قابلیت نفوذ خاک و ثبات ساختمانی خاک می‌باشند. قابلیت نفوذ خاک به عواملی مانند ثبات ساختمانی،

بافت، نوع رس، عمق خاک و وجود لایه‌های غیر قابل نفوذ بستگی دارد. ثبات ساختمانی ذرات خاک سبب می‌شود که برخلاف هرزروی سطحی آب، فرسایش زیادی صورت نگیرد. در بین ذرات خاک، سیلت از فرسایش‌پذیری بیشتری برخوردار است؛ زیرا رس بهدلیل چسبندگی و شن به‌خاطر اندازه‌ی بزرگ‌تر، مقاومت بیشتری نشان می‌دهند. لازم به ذکر است که چگونگی اندازه‌گیری فرسایش‌پذیری خاک در فصل سوم بحث شده است.

۳-۵) نقش انسان

یکی از عواملی که در ایجاد فرسایش آبی یا کنترل آن نقش مهمی دارد، انسان است. متأسفانه در اکثر موارد، با بهره‌برداری بی‌رویه و غلط از منابع خاک، آب و پوشش گیاهی، نقش انسان تخرب کننده بوده است. فعالیت‌هایی مانند از بین بردن پوشش گیاهی، چرای مفرط، قطع درختان، شخم در جهت شبی در اراضی شیبدار (برای افزایش سطح اراضی تحت کشت دیم) و احداث جاده‌های غیر اصولی، از مهم‌ترین عوامل افزایش فرسایش توسط انسان محسوب می‌شوند.

۴-۴) انواع فرسایش آبی

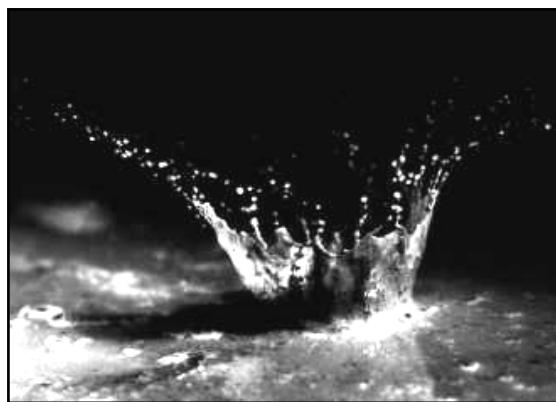
بسته به شدت فرسایش، شکل‌های مختلفی از فرسایش ایجاد می‌شوند. البته باستی در نظر داشت که در یک منطقه، ممکن است انواعی از فرسایش به‌طور همزمان دیده شوند. در ادامه‌ی مطالب، به مهم‌ترین انواع فرسایش آبی پرداخته می‌شود.

۴-۱) فرسایش بارانی (پاشمانی یا پرتابی)^۱

فرسایش بارانی در اثر برخورد قطره‌های باران به سطح خاک ایجاد می‌گردد (شکل ۲-۱). قطره‌های باران پس از برخورد با خاک خشک، قسمتی از خاکدانه‌ها را خرد می‌کنند و به ذرات ریز تبدیل می‌کنند و خود جذب خاک می‌گردند. با ادامه‌ی بارندگی، خاک به‌تدريج مرتبط می‌شود. در اين حالت، قطره‌های باران پس از برخورد با خاک مرتبط، از يك طرف باعث فشرده شدن خاک می‌گردد و از طرف ديگر، به‌صورت ذراتی به‌طور مایل به هوا پرتاب می‌شوند

1- Rain or splash erosion

و ضمن پرتاب، مقداری از ذرات متلاشی شده قبلى را نیز به هوا پرتاب می کنند. به طور معمول، سرعت حرکت این ذرات، حدود دو برابر سرعت قطره های باران است. خیس شدن خاک در اثر ادامه بارندگی، سبب کم شدن نیروی برشی خاک و کاهش چسبندگی بین ذرات خاک می شود و به متلاشی شدن ذرات در اثر باران کمک می کند.



شکل (۲-۱): فرسایش بارانی ناشی از برخورد قطره های باران به سطح خاک

۲-۴-۲) فرسایش سطحی یا ورقه ای^۱

این فرسایش، در تمام سطح زمین تأثیرگذار می باشد و به همین علت، کمتر محسوس است. این نوع تخریب در اثر آبدوی (روان آب یا هرز آب) حاصل از باران یا ذوب برف ایجاد می شود و ذراتی که پیش از این توسط عواملی مانند ضربه قطره های باران جدا شده اند، حمل می گردند. فرسایش ورقه ای را می توان با مشاهده گل آلودگی آبی که از مزارع کشاورزی خارج می شود، تشخیص داد (شکل ۲-۲). در حالت شدید، ظهور لکه های سفید و روشن در سطح خاک، بیانگر عدم یکنواختی عمق خاک و هدرفت افق سطحی در قسمت های روشن تر است؛ زیرا قسمت رویی خاک، به علت دارا بودن مواد آلی، غالباً تیره رنگ می باشد. عدم یکنواختی رشد گیاهان (نقاط کچلی)، وجود سنگ ریزه هی زیاد در سطح خاک و ایجاد سنگ فرش بیابانی^۲،

1- Surface or sheet erosion

2- Slick spots

نشانه‌هایی از فرسایش سطحی هستند. با توجه به اینکه در این نوع فرسایش، لایه‌ی سطحی خاک از بین می‌رود، درصد زیادی از مواد غذایی و مواد آلی خاک از بین می‌روند و در نتیجه، حاصلخیزی خاک به شدت کاهش می‌یابد.



شکل (۲-۲): آب گلآلود حاصل از فرسایش سطحی در اراضی کشاورزی

۳-۴-۲) فرسایش شیاری^۲

در ایجاد این فرسایش، شبیب زمین بسیار مؤثر می‌باشد. فرسایش شیاری، در دامنه‌های کوه و حتی در سطح زمین‌های کم‌شبیب دیده می‌شود (شکل ۳-۲). این نوع فرسایش، پیشرفت‌تر از فرسایش سطحی می‌باشد و ممکن است که به صورت یکسری خطوط موازی ظاهر شود که ابتدا کم‌عمق هستند، ولی به سرعت عمیق‌تر می‌شوند. فرسایش شیاری و شکل پیشرفت‌تر آن (که فرسایش آبراهه‌ای^۳ نامیده می‌شود)، زمانی اتفاق می‌افتد که روان‌آب متumerکزشده، کانال‌هایی را در دل خاک ایجاد کند.

1- Desert pavement

2- Rill erosion

3- Channel erosion

به طور معمول، در خاکهای زراعی، این فرسایش در داخل شیارهای حاصل از شخم به وجود می‌آید. در اراضی شیبدار (مانند اراضی کشت دیم)، به خصوص اگر شخم در جهت شیب باشد، فرسایش شیاری به آسانی شکل می‌گیرد که این وضعیت، در خاکهایی که فرسایش پذیری آن‌ها زیاد است (مانند خاکهای با بافت سیلتی و خاکهایی با مواد مادری شیل و مارن)، با شدت بیشتری دیده می‌شود. در این نوع فرسایش، به طور معمول، در اثر عملیات خاکورزی در اراضی کشاورزی، شیارها محو می‌شوند.



شکل (۳-۲): نمونه‌ای از فرسایش شیاری

۱-۴-۴-۲) فرسایش بین شیاری^۱

فرسایش سطحی موجود در بین مناطق دارای فرسایش شیاری، به فرسایش بین شیاری معروف است. بنابراین، نوعی فرسایش سطحی محسوب می‌گردد. در این حالت، خاک سطحی فرسایش یافته به درون شیارها می‌ریزد و در نهایت، حمل می‌شود.

۱-۴-۵) فرسایش خندقی (گالی)^۱

در این فرسایش، عمق و عرض زمین‌های فرسایش یافته، بیشتر از فرسایش شیاری است و بر اثر پیشرفت فرسایش شیاری به وجود می‌آید؛ به این نحو که شیارها بهم می‌پیوندند و عمیق‌تر می‌شوند. در نتیجه، زمین بیشتر شسته می‌شود و خندق‌هایی در سطح زمین تشکیل می‌گردند (شکل ۴-۲). این نوع فرسایش در سازندهای مارنی و شیلی، بیشتر مشاهده می‌شود. به طور قراردادی، حد بالایی ابعاد شیارها را $\frac{1}{3}$ متر عرض و $\frac{2}{3}$ متر عمق در نظر گرفته‌اند. در صورتی که ابعاد شیارها از این مقادیر بیشتر باشد، به آن خندق می‌گویند (هاگت، ۲۰۰۳). فوستر (۱۹۸۲) علاوه‌بر اندازه، تعداد و تراکم را نیز برای تفاوت بین شیار و خندق در نظر می‌گیرد و معتقد است که فرسایش شیاری به صورت شیارهای متراکم با تعداد زیاد دیده می‌شود؛ ولی فرسایش خندقی به تعداد کم در واحد سطح ایجاد می‌گردد. مرز دیگری که برای جدانمودن فرسایش شیاری و خندقی در نظر گرفته شده است، امکان عملیات خاکورزی و شخم در این دو نوع فرسایش می‌باشد؛ بدین معنی که اگر بتوان شیارها را با شخم از بین برد و زمین را تسطیح کرد، فرسایش شیاری محسوب می‌گردد و در غیر این صورت، فرسایش خندقی نامیده می‌شود. در نقاط مختلف دنیا خندق‌ها به نام‌های متفاوتی مشهور هستند که از آن جمله می‌توان دونگا^۲ یا رَمپ^۳، به معنی "پلکان سراشیب" یا "سکوی شب‌دار" اشاره نمود.

با توسعه‌ی خندق‌ها و عریض‌تر شدن آن‌ها، آب علاوه‌بر خاک سطحی، خاک زیرین را نیز از جا می‌گذارد و با خود می‌برد. فرسایش خندقی، افزون بر ویرانی خاک زراعی، سبب وارد آمدن خسارت‌های زیادی به جاده‌ها می‌شود.

1- Gully erosion

2- Donga

3- Ramp



شکل (۴-۲): نمونه‌ای از یک فرسایش خندقی

۱-۴-۶) فرسایش هزار درّه^۱

این فرسایش در مناطقی اتفاق می‌افتد که دارای نفوذپذیری کم باشند و جنس سازند آن‌ها، سست و بسیار حساس به فرسایش باشد. در فرسایش هزاردره، تعداد خندق‌ها، بیش از ۷۰ خندق در هر کیلومترمربع و یا طول آن‌ها، بیش از ۱۰ کیلومتر در هر کیلومترمربع زمین است (شکل (۵-۲)).



شکل (۵-۲): نمونه‌ای از فرسایش بدلند یا هزار دره

۷-۴-۲) فرسایش سیلابی^۱

این نوع فرسایش، زمانی اتفاق می‌افتد که به دنبال یک باران معمولی و اشباع شدن خاک، باران شدیدی ببارد. در این حالت، حجم زیادی از آب از قسمت‌های مرتفع به اراضی پایین‌دست سرازیر می‌شود و می‌تواند باعث شکسته شدن درختان و مدفون شدن آن‌ها و حتی تخریب و ویرانی مزارع گردد.

۸-۴-۲) فرسایش بالارونده (کنار رودخانه‌ای)^۲

فرسایش کناری یا رودخانه‌ای (کنار رودخانه‌ای)، به‌طور معمول در دیواره‌های آبراهه‌ها، رودخانه‌ها و مسیلهای ایجاد می‌شود (شکل ۶-۲). در قسمت‌های خارجی خمیدگی رودخانه‌ها به این علت که نیروی برشی آب زیاد می‌باشد، فرسایش کناری بیشتر است (شکل ۷-۲). در این فرسایش، جریان آب موجب شسته شدن اطراف مسیر جریان آب و حمل مواد بیشتر با خود می‌گردد. با این عمل، دیواره‌های بستر، استحکام و قدرت خود را از دست می‌دهند و به تدریج در موقع جاری شدن سیلاب‌های شدید، به‌طور ناگهانی ریزش می‌کنند.

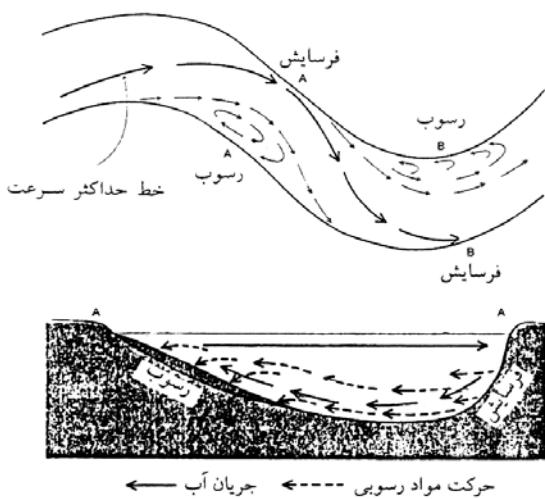
1- Torrent erosion

2- Stream-bank erosion

شدت فرسایش رودخانه‌ای به عواملی از قبیل سرعت جریان آب، تلاطم جریان، قدرت چسبندگی و جرم مخصوص ذرات، چگونگی پراکنش ذرات خاک در آب، درجهٔ زبری بستر رودخانه و موانع موجود در مسیر جریان بستگی دارد. با افزایش مواد خاکی در آب، جرم مخصوص آب بیشتر می‌شود و قدرت و نیروی درهم کوبنده‌ی آن زیادتر می‌گردد.



شکل (۶-۲): نمونه‌ای از فرسایش کنار رودخانه‌ای



شکل (۷-۲): فرسایش رودخانه‌ای و خصوصیات آن

۱-۴-۹) فرسایش توده‌ای (داخلی)^۱

در فرسایش توده‌ای، قسمتی از خاک دامنه‌ی کوهها در اثر نیروی ثقل، به طرف پایین شیب به حرکت در می‌آید. این فرسایش، زمانی اتفاق می‌افتد که نیروی وزن خاک، بیشتر از مقاومت برشی خاک گردد. دلایل مختلفی می‌توانند باعث کاهش مقاومت (افزایش تنش) برشی خاک شوند. به عنوان مثال، قطع درختان، حذف پوشش گیاهی و چرای مفرط در اراضی شیبدار باعث می‌شوند که ریشه‌هایی که ذرات خاک را بهم متصل می‌کردند، از بین بروند. تقسیم‌بندی‌ها و اسمای مختلفی برای این نوع فرسایش ارایه شده‌اند که از آن جمله می‌توان به موارد زیر اشاره نمود:

۲-۴-۹-۱) ریزش خاک^۲

این حالت در شیب‌های تند و یا در اراضی حاشیه‌ی رودخانه‌ها دیده می‌شود. اگرچه عامل اصلی حرکت، نیروی ثقل است؛ ولی جریان آب به ایجاد آن کمک می‌کند.

۲-۴-۹-۲) زمین‌لغزش^۳

زمین‌لغزش، به معنی لغزش توده‌های خاک و سنگ در اثر نیروی ثقل به سمت پایین دست است و به طور معمول در خاک‌های چسبنده و رسی اتفاق می‌افتد (شکل ۸-۲). گاهی سرعت لغزش، زیاد و محسوس است و با چشم دیده می‌شود. گاهی نیز لغزش به صورت کُند و آرام اتفاق می‌افتد. وجود سه عامل برای زمین‌لغزش ضروری به نظر می‌رسند:

(الف) وجود یک لایه‌ی نفوذناپذیر یا با نفوذپذیری کم (مانند یک لایه‌ی رسی) در عمق خاک

(ب) اشباع شدن لایه‌های سطحی در اثر وجود آب

(پ) وجود شیب زیاد

1- Massive or internal erosion

2- Soil falling

3- Landslide

حافظت آب و خاک تكميلی / ۳۰



شکل (۲-۸): نمونه‌ای از یک زمین‌لغزش در تایوان سال ۲۰۱۰

۱- ۴-۹-۳) جریان گل^۱

به این نوع حرکت، "بهمن گل" نیز گفته می‌شود. در این حالت، خاک همراه با آب به صورت گل در می‌آید و به آرامی به سمت پایین شیب حرکت می‌کند (شکل ۹-۲). این حرکت، در مقایسه با ریزش و لغزش، تحت تأثیر حرکت بین ذرات یا جابجایی آن‌ها اتفاق می‌افتد. اهمیت این نوع فرسایش در مناطقی که اغلب اوقات یخ‌زده هستند، بیشتر است؛ زیرا در این مناطق در طول تابستان، یخ موجود در خاک ذوب می‌شود و گل ضخیمی را ایجاد می‌کند.



شکل (۹-۲): جریان گل در اثر ذوب شدن برف و یخ

۴-۲ (۱۰) فرسایش تونلی (زیرزمینی)^۱

در این نوع فرسایش، خاک زیرین فرسایش می‌یابد و از بین می‌رود؛ ولی خاک رویی باقی می‌ماند. این فرسایش، زمانی اتفاق می‌افتد که لایه‌ی سطحی نفوذپذیر باشد و یک لایه‌ی حساس به فرسایش در زیر آن قرار گرفته باشد و در زیر این لایه‌ی حساس، یک لایه‌ی نفوذناپذیر یا لایه‌ای با نفوذپذیری کم واقع شده باشد. در این حالت، اگر آب وارد خاک گردد و به لایه‌ی نفوذناپذیر برسد، می‌تواند بر روی آن حرکت کند و اگر خروجی مناسبی داشته باشد، می‌تواند با خود، لایه‌ی میانی حساس را حمل کند و به مرور زمان، تونلی در داخل خاک ایجاد نماید (شکل ۱۰-۲).



شکل (۱۰-۲): نمونه‌ای از فرسایش تونلی

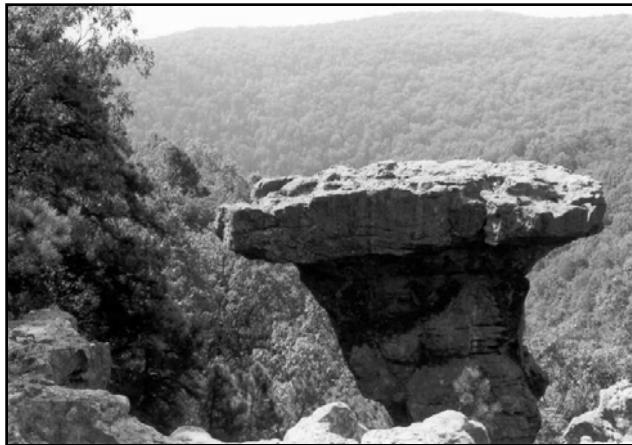
۴-۳ (۱۱) فرسایش پاسنگی (ستونی)^۲

وقتی که قسمتی از یک خاک مستعد فرسایش، بهوسیله‌ی سنگ‌های مسطح، از فرسایش بارانی محافظت می‌شود، خاک اطراف و بدون محافظت از بین می‌رود. در حالی که خاک زیر سنگ‌ها باقی می‌ماند. در نتیجه، پاسنگ‌های منفرد و مرتفعی نسبت به زمین‌های اطراف به

1- Tunnel or underground erosion

2- Pedestal or columnar erosion

وجود می‌آيند (شکل ۱۱-۲). اهميت اين پاسنگها در اين است که با مطالعه‌ی ارتفاع آن‌ها می‌توان بهطور تقریبی، عمق خاک از دست رفته را محاسبه کرد.



شکل (۱۱-۲): نمونه‌ای از فرسایش پاسنگی

۱۲-۴-۲) فرسایش حاصلخیزی^۱

این فرسایش که همان از دست رفتن مواد غذایی گیاهی بهوسیله‌ی فرسایش است، می‌تواند با میزان برداشت این مواد بهوسیله‌ی گیاهان زراعی برابری کند. نحوه‌ی از دست رفتن مواد غذایی، برای عناصر مختلف، متفاوت است. بهطور معمول، فسفر همراه با ذرات کلوریدی که بر روی آن جذب شده‌اند، از دست می‌رود؛ ولی نیتروژن به فرم‌های نیتریت و نیترات محلول، در روان‌آب حل می‌شود و از زمین خارج می‌گردد؛ بدون اينکه هیچگونه حرکت فيزيکي خاک صورت گرفته باشد.

۱۳-۴-۲) فرسایش عمودی (دروني)^۲

نوع ديگري از جابجايي فيزيكي، شسته‌شدن ذرات ريز (مانند ذرات رس) لايدهای سطحی‌تر و تجمع آن‌ها در لايدهای زيرين است. اين عمل، داراي دو اثر مخرب می‌باشد:

1- Fertility erosion

2- Vertical or inner erosion

الف) از دست رفتن مواد ریز از یک نقطه و افزایش این مواد در نقطه‌ای دیگر، که کاهش حاصلخیزی خاک را موجب می‌شود.

ب) تجمع مواد ریز کلئنیدی می‌تواند لایه‌ای با نفوذپذیری کم در محل رشد ریشه‌ی گیاه ایجاد کند.

۱۴-۴) فرسایش گلخراibi^۱

این فرسایش، نوعی تخریب فیزیکی است که در آن، خاکی از دست داده نمی‌شود؛ بلکه متلاشی شدن ساختمان خاک به سیله‌ی برخورد قطره‌های باران و شسته شدن ذرات ریز به داخل خلل و فرج اتفاق می‌افتد و منجر به ایجاد یک خاک بدون ساختمان با سطحی فشرده و سله‌بسته می‌شود که پیامد آن، کاهش حاصلخیزی خاک است.

۱۵-۴) فرسایش ساحلی^۲

این نوع فرسایش، نوعی فرسایش طبیعی محسوب می‌شود که در اثر برخورد امواج دریا به دیواره‌ی ساحل به وجود می‌آید و موجب عقب‌نشینی تدریجی ساحل می‌گردد. در سواحل سنگی و قلوه‌سنگی، شدت این فرسایش، بیشتر از سواحل سنگی است.

۱۶-۴) فرسایش شیمیایی (شبه‌کارستی یا انحلالی)^۳

این نوع فرسایش در مواردی ایجاد می‌شود که سازنده‌های منطقه، حلالیت زیادی داشته باشند. در این حالت، آب می‌تواند این مواد را در خود حل کند و با خود حمل نماید. در مناطقی که سازنده‌های کارستی (آهکی)، گچی و یا نمکی وجود دارند، این فرسایش، قابل مشاهده می‌باشد (شکل ۱۲-۲). وجود ساختار لانه‌زنیبوری^۴ در سازنده‌های سنگ آهک^۵ که به دلیل حل شدن آن‌ها توسط دی‌اکسید کربن صورت می‌گیرد نیز نوعی فرسایش انحلالی محسوب می‌شود.

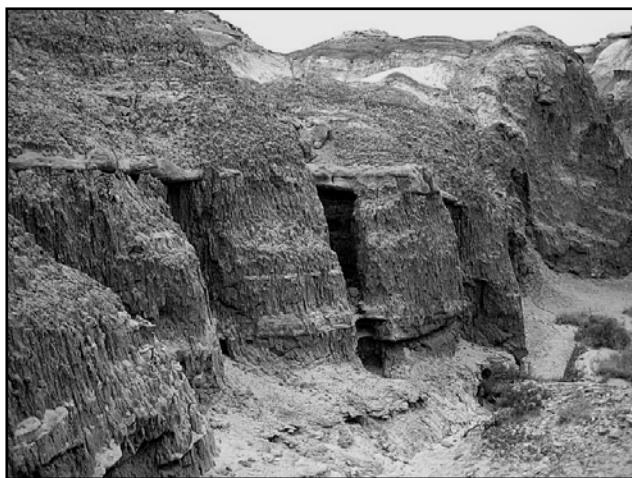
1- Puddle erosion

2- Coastal erosion

3- Chemical (pseudo-karst or dissolution) erosion

4- Vespiary structure

5- Limestone



شکل (۱۲-۲): فرسایش انحلالی در سازندهای گچی-نمکی

۱۷-۴-۲) فرسایش مکانیکی (حاصل از شخم)^۱

این نوع فرسایش در اثر عملیات خاکورزی در مناطق شیبدار اتفاق میافتد و باعث میشود که مقدار قابل توجهی خاک در اثر شخم، از اراضی بالادست به پایین حرکت کند و اگر آبراههای وجود داشته باشد، خاک راحت‌تر شسته میشود و در نهایت، در مرز دو مرزعه‌ی بالادست و پایین‌دست، اختلاف ارتفاع ایجاد میگردد.

۲-۵) پرسش

- ۱- حداقل چهار عامل دیگر را که در فرسایش نقش دارند و در این فصل به آن‌ها اشاره نشده است، نام ببرید و بحث نمایید.
- ۲- به نظر شما در شرایط مشابه، کشت گیاهان ردیفی (مانند سیب‌زمینی)، فرسایش بیشتری ایجاد می‌کند یا کشت گیاهان گرتی (مانند گندم و جو)؟ توضیح دهید.
- ۳- فرسایش‌پذیری خاک‌های زیر را با ذکر دلیل مقایسه کنید:
 - الف) خاک حاوی رس مونت‌موریلونایت زیاد، در مقابل خاک دارای کائولینیت زیاد
 - ب) خاک حاوی سدیم تبدالی زیاد، در مقابل خاک معمولی
 - پ) خاک حاوی ماده‌ی آلی زیاد، در مقابل خاک دارای ماده‌ی آلی کم
- ۴- تفاوت فرسایش شیاری، خندقی و کناری چیست؟
- ۵- فرآیند فرسایش تونلی و انجلای را مقایسه کنید.
- ۶- انواع فرسایش توده‌ای را نام ببرید و با یکدیگر مقایسه نمایید.
- ۷- تفاوت بین فرسایش طبیعی و فرسایش تشدیدی، در مناطق خشک بیشتر است یا مناطق مرطوب؟ چرا؟

فصل سوم

مدل‌سازی فرآیند فرسایش خاک

۱- اهداف

در پایان فصل، دانشجو با مفاهیم زیر آشنا می‌شود:

۱. مفهوم مدل و مدل‌سازی فرآیندها
۲. آشنایی با انواع مدل‌های فرسایش خاک

۱-۳) مقدمه

فرسایش خاک، فرآیندی پیچیده می‌باشد که اندازه‌گیری میزان حقیقی آن دشوار است. تجزیه و تحلیل روان آب (آبدوی)، فرسایش و رسوب، درک عمیق از فرآیندهای تولید روان آب و فرسایش را می‌طلبند. بهمنظور محاسبه‌ی حجم کل رسوب و فرسایش در حوزه‌های آبخیز^۱، در صورت وجود آمار و اطلاعات کافی مربوط به دبی آب و رسوب، اغلب از روش‌های آماری استفاده می‌گردد. با توجه به اینکه در بیشتر حوزه‌های آبخیز دنیا، چنین آمار و اطلاعاتی به اندازه‌ی کافی وجود ندارد، شدت فرسایش با استفاده از فناوری برآورد فرسایش (که همان مدل‌های فرسایشی هستند) ارزیابی می‌گردد.

یک مدل، ارایه‌کننده‌ی چهارچوب و رویکردی مناسب برای کسب آگاهی، مدیریت و کنترل یک فرآیند خاص می‌باشد. در واقع، بدون وجود یک مدل یا یک مفهوم نظری، هیچگونه بررسی عملی یا آزمایشگاهی هدفمندی را نمی‌توان انجام داد. با استفاده از مدل می‌توان جنبه‌های

۱- Watershed or Catchment

ویژه‌ای از واقعیت پیچیده‌ی یک سامانه را بررسی و تعیین نمود. چنین نمایشی از جنبه‌های یک سامانه‌ی واقعی را "مدل" یا "مدل سامانه" گویند. به عبارت دیگر، مدل وسیله‌ای است که بخشی از واقعیت را شبیه‌سازی می‌کند. به طور کلی، مدل‌سازی را می‌توان علم و هنر ساده‌سازی واقعیت دانست.

در سال‌های اخیر، پیشرفت‌های زیادی در زمینه‌ی شناخت مفاهیم مختلف فرآیند فرسایش خاک حاصل شده است و به دنبال آن، مدل‌های مختلف برآورد فرسایش و رسوب پا به عرصه‌ی وجود گذاشته‌اند. به طور معمول، هر مدل فرسایشی، اثر چهار عامل اقلیم، خاک، ناهمواری و کلربری اراضی را بر میزان هدررفت خاک و تغییرهای مربوط به آن نشان می‌دهد.

۲-۲) تقسیم‌بندی مدل‌های فرسایشی

روش‌های مختلفی برای تقسیم‌بندی مدل‌های فرسایشی وجود دارند. این روش‌ها بر اساس چگونگی عملکرد مدل، پایه‌ی نظری معرفی مدل، چهارچوب محاسباتی مدل و پردازش داده‌ها، با یکدیگر متفاوت می‌باشند. در ادامه، به برخی از مهم‌ترین تقسیم‌بندی‌های ارایه‌شده برای مدل‌های فرسایشی پرداخته شده است.

۳-۱) انواع مدل‌ها از دیدگاه فرآیند محاسباتی

به طور کلی، از این دیدگاه، مدل‌ها (از جمله، مدل‌های فرسایشی) را به سه گروه زیر تقسیم‌بندی می‌کنند:

الف) مدل‌های جعبه سیاه^۱

ب) مدل‌های جعبه خاکستری^۲

پ) مدل‌های جعبه سفید^۳

در مدل جعبه سیاه، تنها داده‌های ورودی و خروجی بررسی می‌شوند. در مدل جعبه خاکستری، تا اندازه‌ای فرآیندهای داخل سامانه یا مدل نیز بررسی می‌شوند. در مدل جعبه سفید، همه‌ی فرآیندهای داخل مدل شناخته شده هستند.

1- Black box

2- Gray box

3- White box

گاهی از نظر ظاهری، مدل‌های جعبه سفید را مدل‌هایی می‌دانند که روش و چگونگی فرآیند محاسباتی برای کاربر، آشکار و مشخص است. بر عکس، مدل‌های جعبه سیاه را مدل‌هایی می‌دانند که کاربر نمی‌داند چه اتفاقی برای انجام محاسبات رخ می‌دهد. در این راستا، مدل‌های جعبه خاکستری، حالتی بینابین دارند. البته باید به این نکته توجه داشت که این تعریف‌ها، تنها از دیدگاه کاربران درست می‌باشند؛ و گرنه در عمل، هیچگونه مدل جعبه سیاهی وجود ندارد(!)، چراکه به هر حال، این مدل توسط شخص یا اشخاصی که بهطور کامل از روند و چگونگی فرآیند محاسباتی آن آگاهی داشته‌اند ارایه شده است.

در زمینه‌ی فرسایش، اساس کار مدل‌های جعبه سیاه، برقراری ارتباط بین میزان تلفات خاک با عوامل مؤثر بر روی آن می‌باشد که از طریق مشاهده، اندازه‌گیری تجربی و تجزیه و تحلیل آماری به دست می‌آیند. بررسی‌های اخیر نشان داده‌اند که این مدل‌ها، کارآیی چندانی ندارند؛ زیرا اطلاعات بشر از فرآیند فرسایش و تأثیر متقابل عوامل مؤثر بر آن، مرتب در حال فزونی است. مدل‌های جعبه سفید، روش‌هایی مبتنی بر اصول فیزیکی می‌باشند که از آن جمله می‌توان به مدل‌های ریاضی - فیزیکی اشاره کرد. از طرفی، مدل‌های جعبه خاکستری، به دلیل منطقه‌ای بودن و نیازمندی به داده‌های فراوان و درازمدت، امروزه کمتر مورد استفاده قرار می‌گیرند. بدین ترتیب، به واسطه‌ی جایگزینی حل معادلات دیفرانسیلی بجا تجزیه و تحلیل-های آماری، مدل‌های جعبه خاکستری جای خود را به مدل‌های جعبه سفید داده‌اند.

۲-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه ساختار فرمولی

در واقع، ساختار مدل، روش مورد استفاده برای توسعه و طراحی مدل‌های فرسایش را تعیین می‌کند. انواع مختلفی از این مدل‌ها را می‌توان به صورت زیر مد نظر قرار داد.

۱-۲-۲-۳) مدل‌های رگرسیونی

یکی از روش‌های مورد استفاده برای مدل‌سازی فرسایش، کاربرد روش‌های رگرسیون آماری به منظور برآذش یک معادله به یک مجموعه اطلاعات است؛ به نحوی که بهترین برآذش را بر داده‌های آزمایشی داشته باشد. کارآیی این مدل‌ها به شدت به کمیت و کیفیت داده‌هایی که از آن حاصل شده‌اند وابسته است.

از مزایای این مدل‌ها، سادگی و سهولت کار و همچنین تعداد ورودی‌های کم آن‌ها می‌باشد.

بزرگ‌ترین عیب این مدل‌ها داشتن خصوصیت منطقه‌ای است؛ به این معنا که تنها در مکان‌هایی که این معادلات به دست آمده‌اند، سودمند هستند.

۲-۲-۳) مدل‌های شاخصی

این مدل‌ها نیز اساس تجربی دارند. فاکتورهای این مدل‌ها از یک مجموعه اطلاعات تجربی و بحرانی حاصل از یک پایگاه اطلاعاتی تجربی به دست می‌آیند. معادله‌ی جهانی فرسایش خاک^۱، یکی از انواع مدل‌های شاخصی محسوب می‌گردد که در آن، اثر هر متغیر (به عنوان یک شاخص) بر هدررفت خاک مقدار نظر قرار گرفته است. به دلیل اساس تجربی این مدل‌ها، کاربردشان به شرایط معرفی شده در پایگاه اطلاعاتی محدود می‌شود. به عنوان مثال، در صورتی که پایگاه اطلاعاتی موجود، دارای اطلاعات مربوط به هدررفت خاک برای سامانه‌ی کاربری گیاه خیار نباشد، استفاده از مدل مذکور برای این سامانه نادرست خواهد بود. در هر حال، به منظور توسعه‌ی این مدل‌ها، اجرای مراحل زیر ضروری می‌نماید:

(۱) شرایط استاندارد برقراری یک رابطه‌ی تجربی بین فرسایش‌دهندگی و هدررفت خاک تحت شرایط ویژه، تعریف شوند.

برای نمونه، یکی از این شرایط استاندارد برای روش USLE، تعریف گرت استانداردی به طول ۲۲/۱ متر و با شیب ۹ درصد است که در جهت شیب، شخم خورده باشد و به صورت همیشگی آیش باشد.

(۲) یک رابطه‌ی تجربی پایه، بین هدررفت خاک از گرت شاهد و میزان فرسایش‌پذیری ایجاد گردد. در این راستا، برقراری رابطه‌ی خطی بین فرسایش‌پذیری و هدررفت خاک از گرت شاهد در اولویت می‌باشد.

مزایای این مدل‌ها سادگی و سهولت کاربرد آن‌ها است. این در حالی است که تجربی بودن شاخص‌های مورد استفاده در مدل‌های مزبور، از علل محدودیت آن‌ها می‌باشد.

۳-۲-۲-۳) مدل‌های فرآیندی

این مدل‌ها بر اساس مفاهیمی استوار می‌باشند که در سامانه تأثیر دارند و پارامترهای

حافظت آب و خاک تکمیلی / ۴۰

موجود در آن‌ها می‌توانند از خصوصیات فیزیکی سامانه و یا به‌طور مستقیم در مزرعه اندازه‌گیری شوند. این مدل‌ها خود به سه دسته تقسیم می‌شوند:

الف) مدل‌های فرآیندی ساده

ب) مدل‌های ترکیبی فرآیندی- شاخصی

پ) مدل‌های پویا (دینامیک)

۱-۲-۳-۲-۲-۳) مدل‌های فرآیندی ساده

این مدل‌ها شبیه مدل‌های شاخصی هستند، ولی یک تفاوت اساسی با این مدل‌ها دارند. در مدل‌های شاخصی، بین میزان شیب و طول شیب، یک رابطه‌ی ساده در نظر گرفته می‌شود؛ ولی چگونگی تفاوت طول شیب، از طریق تفاوت نسبت فرسایش شیاری به بین شیاری برای شرایط مختلف اقلیم، خاک، ناهمواری و کاربری اراضی، در نظر گرفته نشده است.

۲-۳-۲-۲-۳) مدل‌های ترکیبی فرآیندی- شاخصی

بهترین تفاوت این نوع از مدل‌ها نسبت به مدل‌های شاخصی، جایگزینی یکسری از معادلات برای محاسبه‌ی عامل کاربری اراضی در طول زمان می‌باشد. این معادلات از متغیرهایی که بیانگر سامانه‌های اصلی کاربری اراضی مؤثر بر فرسایش هستند، استفاده می‌کنند که به زیرعامل‌های مدیریت پوشش^۱ مشهور می‌باشند. متغیرهای مزبور، شامل تاج پوشش گیاهی یا آسمانه‌ی گیاهی^۲ (درصدی از کل سطح خاک را که در تصویر قائم شاخ و برگ گیاهی، از دید پنهان می‌ماند؛ تاج پوشش گیاهی نامیده می‌شود)، ارتفاع گیاه، میزان کاه و کلشن، پوشش زمین، بقایای گیاهی خوابیده بر سطح زمین، ریشه‌های مرده و زنده، ارتفاع پشت‌ها و جهت پشت‌ها نسبت به باد غالب یا روان آب می‌باشند.

۳-۲-۲-۳) مدل‌های پویا (دینامیک)

در این مدل‌ها، زمان به عنوان یک متغیر در نظر گرفته شده است. در واقع، این مدل‌ها سامانه‌هایی را که نسبت به زمان تغییر می‌کنند، شبیه‌سازی می‌نمایند. بنابراین، فرآیند

1- Cover management sub-factors

2- Plant canopy

فرسایش در طول هر رخداد متفاوت خواهد بود. این موضوع می‌تواند به دلیل تفاوت در شدت بارندگی، سرعت نفوذ و روان‌آب در طول هر رخداد باشد.

۳-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه ساختار مکانی

۱-۳-۲-۳) مدل‌های میانگینی

خروجی این مدل‌ها بر اساس میانگین پارامترهای مربوط به خصوصیات فیزیوگرافی، خاک، پوشش گیاهی و نوع استفاده از زمین شکل گرفته است. کار با این مدل‌ها آسان، کم‌هزینه و نیازمند صرف وقت کم از نظر کار با رایانه می‌باشد. عیب اصلی این مدل‌ها این است که نمی‌توانند تأثیر قسمت‌های مختلف حوزه را روی انتقال رسوب و آلودگی ناشی از آن نشان دهند.

۲-۳-۲-۳) مدل‌های پخشی

این مدل‌ها قادر می‌باشند که تأثیر هر نقطه از حوزه مورد مطالعه را بر روی کیفیت آب رودخانه‌ها، دریاچه‌ها و آبهای زیرزمینی به خوبی ارزیابی کنند. به عنوان مثال، تأثیر کشت‌های متعدد و مدیریت‌های مختلف را بر فرسایش و آلودگی آب نشان می‌دهند. از جمله‌ی این مدل‌ها می‌توان به دو روش AGNPS^۱ و ANSWERS^۲ اشاره نمود.

۴-۲-۳) انواع مدل‌ها از دیدگاه پایه‌ی نظری (مفهومی)

تمایز بین این مدل‌ها ذهنی است. به دیگر سخن، مرز مشخصی که مدل‌ها را به‌طور کامل از هم جدا کند وجود ندارد و مدل‌ها دارای محدوده‌های مشترک و یا همپوشانی می‌باشند. به‌طور کلی، مدل‌های مزبور را می‌توان در سه گروه زیر تقسیم‌بندی نمود:

(الف) مدل‌های تجربی (آماری)

(ب) مدل‌های مفهومی (نظری)

1- Agricultural Nonpoint Source; AGNPS

2- Aerial Nonpoint Source Watershed Environmental Response Simulation;

ANSWERS

پ) مدل‌های فیزیکی (ریاضی-فیزیکی)

۱-۴-۲-۳) مدل‌های تجربی (آماری)

مدل‌های تجربی بر روی مشاهدات پایه‌گذاری شده‌اند و به طور معمول، آماری هستند. این مدل‌ها بیشتر برای پیش‌بینی متوسط فرسایش به کار می‌روند؛ اگرچه برخی از آن‌ها برای پیش‌بینی رسوب هم استفاده می‌شوند. این مدل‌ها تقریباً همانند مدل‌های جعبه سفید می‌باشند. کار با این مدل‌ها ساده‌تر است و معمولاً برای شناسایی منبع رسوب و عناصر غذایی، مفید هستند. از بین این مدل‌ها می‌توان به مدل‌های RUSLE^۱, USLE^۲, SLEMS^۳, ACRU^۴, AGNPS^۵ و HSPF^۶ اشاره کرد.

۲-۴-۲-۳) مدل‌های مفهومی (نظری)

این مدل‌ها، تقریباً همانند مدل‌های جعبه خاکستری می‌باشند و بر اساس معادلات پیوستگی آب و رسوب پایه‌گذاری شده‌اند و بدون توجه به جزئیات، شرح کلی از فرآیندهای حوزه را فراهم می‌کنند. مدل‌های مفهومی، به عنوان واسطه‌ای بین مدل‌های تجربی و مدل‌های فیزیکی عمل می‌کنند. از جمله‌ی این مدل‌ها می‌توان به SWRRB^۷, HSPF^۶, ACRU^۴, AGNPS^۵ و SLEMS^۳ اشاره کرد.

۳-۴-۲-۳) مدل‌های فیزیکی (ریاضی-فیزیکی)

این مدل‌ها، تقریباً همانند مدل‌های جعبه سیاه می‌باشند و بر اساس معادلات فیزیکی پایه‌گذاری شده‌اند و به منظور بررسی توزیع مکانی روان‌آب و رسوب در طی دوره‌ی بارندگی و همچنین برای پیش‌بینی کل روان‌آب و هدررفت خاک توسعه داده شده‌اند. از انواع مدل‌های فیزیکی که در مطالعات فرسایش و کیفیت آب استفاده می‌شوند، می‌توان به دو مدل

1- Revised Universal Soil Loss Equation; RUSLE

2- Soil Loss Estimation and Modelling System; SLEMS

3- Agriculture Catchments Research Unit; ACRU

4- Hydrological Simulation Program Fortran; HSPF

5- Simulator for Water Resources in Rural Basins; SWRRB

WEPP و ANSWERS^۱ اشاره کرد.

۳-۳) انتخاب مدل‌ها برای استفاده در مطالعات

مناسب‌ترین مدل برای مطالعات، به نحوی استفاده از مدل و ویژگی‌های حوزه، نیازهای اطلاعاتی (مانند تعداد و نوع ورودی‌ها و خروجی‌های مدل و تغییرات مکانی و زمانی آن‌ها)، صحت و اعتبار مدل بستگی دارد. بهطور معمول، با افزایش دقت و اعتبار مدل، پیچیدگی‌ها و نیازهای سخت‌افزاری و نرم‌افزاری آن هم افزایش می‌باید. در این میان، مدل‌های تجربی به‌علت سادگی، نیاز اطلاعاتی پایین و دقت و اعتبار قابل قبول، همچنان مورد توجه می‌باشند. بهطور کلی، در انتخاب یک مدل باید به موارد زیر توجه نمود:

(الف) مدل در چه شرایطی ارایه شده است.

برای نمونه، اگر یک مدل در شرایط مرطوب ارایه شده باشد، نباید از آن در شرایط غیرمرطوب استفاده کرد. نمونه‌ی دیگر، اینکه از مدلی که برای حوزه‌های کوچک معرفی شده است در حوزه‌های بزرگ استفاده نکرد (و یا برعکس).

(ب) فرضیات مدل رعایت شوند.

برای نمونه، اگر در فرضیات مدل، وجود مالج مناسب، مد نظر قرار گرفته باشد؛ باید در عمل، این فرض صحت داشته باشد.

(پ) هدف از به‌کار بردن مدل مشخص باشد.

برای نمونه، اگر هدف از پژوهش، برآورد مقدار فرسایش است؛ از مدلی که برای این منظور ارایه شده است، استفاده شود؛ نه مدلی که فرآیند فرسایش را بررسی می‌کند و یا مدلی که رسوب یا روان‌آب را برآورد می‌نماید. نمونه‌ی دیگر، اینکه دقت و صحت مورد نظر مشخص باشد. بهطور معمول، مدل‌های دقیق‌تر، نیازمندی‌های بیشتری دارند و پیچیده‌تر هستند. ت) نیازمندی‌های مدل، مد نظر قرار گیرند.

برای نمونه، اگر داده‌های اندکی در اختیار است، مدلی مناسب با آن داده‌ها انتخاب شود؛ هرچند که مدل مورد نظر، نسبت به دیگر مدل‌ها از دقت و صحت کمتری برخوردار باشد. البته اگر مدلی باشد که داده‌های زیادی بخواهد، ولی به‌گونه‌ای برنامه‌ریزی شده باشد که با داده‌های

۱- Water Erosion Prediction Project; WEPP

حافظت آب و خاک تکمیلی/۴۴

کم و یا ناقص هم اجرا گردد، می‌توان آن را نیز مورد آزمون قرار داد. نمونه‌ی دیگر، بررسی امکانات، هزینه‌ها و زمان است که باید بر اساس آن‌ها مدل انتخاب شود.

۳-۴) مدل‌های فرسایش خاک

مدل‌های مختلفی برای ساده‌سازی واقعیتی به نام فرسایش خاک ارایه شده‌اند که هر کدام از آن‌ها مزايا و معایب خاص خود را دارا می‌باشند. در ادامه‌ی مطالب کتاب، تلاش گردیده است تا برخی از مهم‌ترین و معمول‌ترین مدل‌های فرسایش خاک برای خوانندگان محترم معرفی گرددند.

۳-۴-۱) معادله‌ی جهانی فرسایش خاک (USLE)

اوّلین معادله‌ای که برای تخمین میزان فرسایش در یک شیب خاص پیشنهاد شد، معادله‌ی زینگ^۱ (۱۹۴۰) بود که در آن، تنها دو عامل درجه و طول شیب در نظر گرفته شده بودند. سپس، موسگراو^۲ (۱۹۴۷) عامل آب و هوا و اسمیت^۳ عامل پوشش گیاهی را نیز در این معادله دخالت دادند. بهترین فرمول برای برآورد فرسایش خاک، توسط ویشمایر^۴ و اسمیت در سال ۱۹۶۵ ارایه شد. این معادله که به فرمول جهانی فرسایش خاک نیز معروف می‌باشد مبنای تجربی دارد و بر اساس داده‌های صحرایی فراوان بهدست آمده است و با استفاده از چهار عامل عمده، فرسایش ورقه‌ای و شیاری را محاسبه می‌کند. این عوامل عبارتند از:

- (۱) فرسایندگی اقلیم (R)
- (۲) فرسایش‌پذیری خاک (K)
- (۳) پستی و بلندی (LS)
- (۴) کاربری اراضی و مدیریت آن (CP)

در این روش، تأکید بر مجموع انرژی بارندگی برای محاسبه‌ی شدت فرسایش حاصل از انواع فرسایش سطحی و شیاری است. در فرمول جهانی فرسایش خاک، تأثیر هر کدام از عوامل

1- Zingg

2- Musgrave

3- Smith

4- Wischmeier

مؤثر در فرسایش خاک را با یک عدد مشخص می‌کنند و در نهایت، میزان فرسایش از حاصل- ضرب این اعداد به دست می‌آید که به صورت یک عدد کمی است. فرمول ارایه شده برای مدل USLE به شکل زیر می‌باشد:

$$A = R \cdot K \cdot L \cdot S \cdot C \cdot P$$

که در آن:

A = مقدار خاک فرسایش یافته به وسیله‌ی فرسایش ورقه‌ای و شیاری (بر حسب واحد جرم در واحد سطح و در واحد زمان) است.

واحد A در سامانه‌ی انگلیسی، بر حسب "تن بر ایکر در سال" و در سامانه‌ی متریک، بر حسب "تن در هکتار در سال" می‌باشد.

R = عامل بارندگی است که قدرت فرسایندگی باران را نشان می‌دهد.

K = ضریب فرسایش‌پذیری خاک است که به صورت یک عدد می‌باشد و حساسیت ذاتی خاک به فرسایش را مشخص می‌کند.

L = عامل طول شیب است و عبارت از نسبت فرسایش در طول شیب به فرسایش در گرت شاهد می‌باشد.

منظور از گرت شاهد، گرتی است که در همان زمین و همان شیب وجود دارد. این گرت، قادر پوشش گیاهی است و در جهت شیب، شخم خورده است و همواره آیش می‌باشد. مساحت این گرت، 0.01 ایکر ($40/5$ مترمربع)، شیب آن 9 درصد ($5/14$ درجه)، عرض آن 6 فوت ($1/83$ متر) و طول آن $6/22$ فوت ($13/22$ متر) است.

S = عامل شیب زمین است و عبارت از نسبت فرسایش در شیب موجود در زمین به مقدار فرسایش در گرت شاهد (شیب 9 درصد) می‌باشد.

C = عامل پوشش گیاهی می‌باشد و عبارت است از فرسایش حاصل شده در زمینی با پوشش گیاهی مشخص نسبت به مقدار فرسایش در شرایط گرت شاهد که بدون پوشش بوده و در جهت شیب شخم خورده است.

P = عامل حفاظت خاک می‌باشد و عبارت است از نسبت فرسایش یک زمین حفاظت شده به مقدار فرسایش همان زمین که هیچگونه عملیات حفاظتی در آن انجام نگرفته است (به عبارتی، کشت و کار در امتداد ردیفهای شیب انجام شده باشد). در ادامه، محاسبه‌ی عامل‌های مدل جهانی فرسایش شرح داده می‌شوند.

(R) عامل بارندگی (۳-۴-۱)

این عامل، بیانگر فاکتور فرسایش‌دهنده‌ی باران یا معیار فرسایش برای مدت بارندگی مورد نظر است که قدرت فرسایش یک باران مشخص را تعیین می‌کند و به صورت زیر محاسبه می‌شود:

$$R = \frac{EI_{30}}{100}$$

که در آن:

EI_30 = شاخص ویشمایر می‌باشد که از ترکیب انرژی جنبشی باران (E) و بیشترین شدت بارندگی ۳۰ دقیقه‌ای منطقه (I₃₀) به دست می‌آید. این شاخص، بیشترین همبستگی را با فرسایش خاک دارد. عدد ۱۰۰ موجود در مخرج کسر بالا، تنها به خاطر کوچک شدن R می‌باشد.

برای محاسبه‌ی انرژی جنبشی باران که به اندازه‌ی قطره‌های آن بستگی دارد، از فرمول زیر استفاده می‌شود:

$$E = 210/2 + 89 \log_{10} I$$

که در آن:

E = انرژی جنبشی بر حسب ژول بر مترمربع در سانتی‌متر باران

I = شدت متوسط بارندگی بر حسب سانتی‌متر در ساعت

برای به دست آوردن کل انرژی بارندگی (Etot)، ابتدا باید کل زمان بارش را به دوره‌های مشخصی تقسیم نمود و مقدار هر یک از انرژی‌های محاسبه شده برای یک دوره‌ی بارندگی بخصوص (E_i) را در سانتی‌متر باران (h_i) مربوط به همان دوره ضرب کرد تا در نهایت، با محاسبه‌ی مجموع این حاصل ضرب‌ها، کل انرژی بارندگی به دست آید. به دیگر سخن:

$$Etot = \sum_{i=1}^n E_i h_i$$

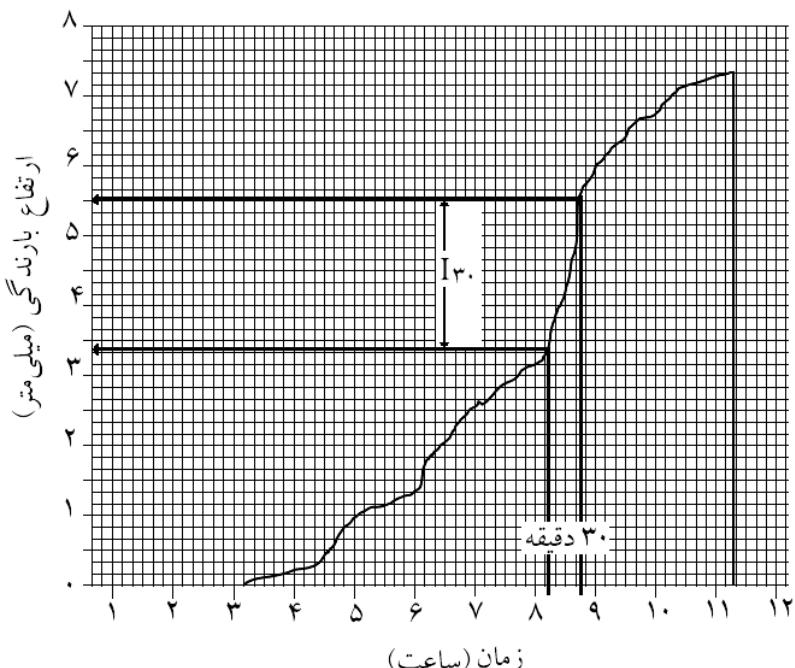
در پایان برای به دست آوردن مقدار EI₃₀، به صورت زیر عمل می‌شود:

$$EI_{30} = Etot * I_{30} * 2$$

I₃₀، بیانگر بیشترین شدت بارندگی ۳۰ دقیقه‌ای منطقه است که یا از روی کاغذهای ثبات

دستگاه باران‌نگار (جایی که منحنی، دارای بیشترین شبی است) محاسبه می‌گردد (شکل ۳-۱-۳)

و یا از طریق ارقام جدول مربوط به بارش اندازه‌گیری می‌شود.



شکل (۱-۳): چگونگی محاسبه‌ی بیشترین شدت بارندگی ۳۰ دقیقه‌ای از روی کاغذهای ثبات دستگاه باران‌نگار

مثال ۱:

کل انرژی جنبشی یا توان فرسایش‌دهی را برای باران مربوط به شکل ۱-۳ به دست آورید.

حل:

برای به دست آوردن کل انرژی بارندگی (E_{tot})، کل زمان بارش را باید به دوره‌هایی تقسیم نمود. هرچه این دوره‌ها کوتاه‌تر باشند؛ محاسبات، دقیق‌تر خواهند بود. در این مثال، دوره‌های زمانی، به صورت جدول ۱-۳ در نظر گرفته شده‌اند.

جدول (۱-۳): دوره‌های زمانی مختلف در نظر گرفته شده برای حل مثال ۱

دوره زمانی (ساعت و دقیقه)	ارتفاع تجمعی باران (میلی متر)	زمان بارش (دقیقه)	ارتفاع باران (میلی متر)	شدت بارندگی (میلی برو ساعت)	ژول برموده برو میلی متر)	انرژی جنبشی (ژول برموده)	کل انرژی جنبشی
۳:۰۰	۰	۰	۰	۰	۰	۰	۰
۴:۰۰	۰/۲۵	۵۰	۰/۲۵	۰/۳۰	۱۶۳/۶۷	۴۰/۹۲	۴۰/۹۲
۵:۰۰	۱/۰۰	۶۰	۰/۷۵	۰/۷۵	۱۹۹/۰۸	۱۴۹/۳۱	۱۴۹/۳۱
۶:۰۰	۱/۳۴	۶۰	۰/۳۴	۰/۳۴	۱۶۸/۵۰	۵۷/۲۹	۵۷/۲۹
۷:۰۰	۲/۵۸	۶۰	۱/۲۴	۱/۲۴	۲۱۸/۵۱	۲۷۰/۹۶	۲۷۰/۹۶
۸:۰۰	۳/۱۷	۶۰	۰/۵۹	۰/۵۹	۱۸۹/۸۱	۱۱۱/۹۹	۱۱۱/۹۹
۹:۰۰	۵/۸۳	۶۰	۲/۶۶	۲/۶۶	۲۴۸/۰۱	۶۵۹/۷۲	۶۵۹/۷۲
۱۰:۰۰	۶/۷۵	۶۰	۰/۹۲	۰/۹۲	۲۰۶/۹۸	۱۹۰/۴۲	۱۹۰/۴۲
۱۱:۱۷	۷/۳۴	۷۷	۰/۵۹	۰/۴۶	۱۸۰/۱۶	۱۰۶/۳۰	۱۰۶/۳۰
کل	۷/۳۴	۴۸۷	۷/۳۴	۰/۹۰	۲۰۶/۳۱	۱۵۸۶/۹۱	۱۵۸۶/۹۱

عدد ۱۵۸۶/۹۱ از جمع اعداد ستون مربوط به کل انرژی جنبشی به دست آمده است؛ لیکن با توجه به انرژی جنبشی ۲۰۶/۳۱ (ژول بر مترمربع بر میلی متر) و ارتفاع باران (میلی متر)، مقدار انرژی کل بارش ۱۵۱۴/۳۲ خواهد شد که نزدیک به عدد ۱۵۸۶/۹۱ است.

مثال ۲:

مقدار EI_3 را با توجه به شکل ۱-۳ به دست آورید.

حل:

همان طور که در شکل ۱-۳ دیده می‌شود؛ ۳۰ دقیقه‌ی پیوسته‌ای که بیشترین بارش در آن رخ داده باشد، از حدود ساعت هشت و ۱۳ دقیقه ($8:13$) تا ساعت هشت و ۴۳ دقیقه ($8:43$) طول کشیده است که در این مدت، $2/15$ میلی متر باران باریده است. با توجه به ستون اول و پنجم جدول ۱-۳ نیز معلوم می‌شود که بیشترین بارش در ساعت نهم بوده است؛

لیکن چون دوره‌های زمانی در نظر گرفته شده، حدود یک ساعت می‌باشد، زمان دقیق آن را نمی‌توان تعیین کرد؛ مگر اینکه دوره‌های زمانی را کوتاه‌تر نمود. بنابراین، با توجه به اینکه کل انرژی جنبشی باران (Etot) مذبور، $1586/91$ (ژول بر مترمربع) و مقدار $I_{۲۰}$ نیز $2/15$ (میلی-متر بر ساعت) می‌باشد؛ بنابراین:

$$EI_{۳۰} = 1586/91 \times 2/15 \times 2 = 6823/71$$

(K-۱-۲) عامل فرسایش‌پذیری خاک (K)

فرسایش‌پذیری، خصوصیتی از خاک است که میزان حساسیت آن در برابر جدا شدن و انتقال توسط عوامل فرسایش‌دهنده (قطرهای باران و روان‌آب) را بیان می‌کند. بخشی از این حساسیت، ناشی از مواد مادری خاک‌ها، بهویژه در مناطق خشک، می‌باشد و به خصوصیات فیزیکی، شیمیایی و بیولوژیکی خاک‌ها وابسته است.

بافت خاک، یکی از مهم‌ترین ویژگی‌های فیزیکی مؤثر بر فرسایش‌پذیری خاک می‌باشد. خاک‌های ریزبافت، دارای چسبندگی زیادتری هستند و جدا شدن آن‌ها مشکل‌تر است؛ ولی رسوبات آن‌ها به راحتی انتقال می‌یابند. این در حالی است که در خاک‌های درشت‌بافت، چسبندگی کمتر است و راحت‌تر و سریع‌تر جدا می‌شوند؛ اما انتقال رسوبات آن‌ها مشکل‌تر است. به طور معمول، خاک‌های سیلتی و لوم سیلتی، بسیار فرسایش‌پذیر می‌باشند و خاک‌های دارای رس زیاد، دارای فرسایش‌پذیری کمی هستند. خاک‌های لومی و لوم شنی، از درجه‌ی فرسایش‌پذیری متوسطی برخوردار می‌باشند. مطالعات نشان داده‌اند که با افزایش میزان سیلت خاک، فرسایش‌پذیری نیز افزایش می‌یابد؛ در حالی که با افزایش مقدار رس، از میزان فرسایش‌پذیری کاسته می‌شود.

از دیگر عوامل فیزیکی مهم و مؤثر بر فرسایش‌پذیری خاک، پایداری خاکدانه‌ها است. هر چه پایداری خاکدانه‌ها بیشتر باشد، حساسیت خاک به تخریب خاکدانه‌ها و ایجاد ذرات ریزتر کاهش می‌یابد. همچنین، درصد سنگریزه در سطح خاک، مقدار آب خاک در هنگام بارندگی، حدود آتربرگ و شدت نفوذ‌پذیری نهایی، از جمله ویژگی‌های فیزیکی مؤثر بر فرسایش‌پذیری خاک محسوب می‌گردد.

ویژگی‌های شیمیایی خاک به دلیل اثر زیادی که روی خصوصیات فیزیکی خاک (مانند

حفظه آب و خاک تكميلی / ۵۰

خاکدانه‌سازی، پراکندگی (پراکنش) خاک^۱، سله‌بندی و نفوذپذیری خاک) دارند؛ بر فرسایش‌پذیری خاک نیز مؤثر خواهند بود. افزایش مواد آلی خاک، با تأثیر مثبت بر روی خاکدانه‌سازی، پایداری خاکدانه‌ها و نفوذپذیری خاک، موجب کاهش فرسایش‌پذیری خاک می‌شود.

کاتیون‌های خاک نیز با تأثیری که روی هم‌آوری و پراکنش خاک دارند می‌توانند تأثیر مثبت و یا منفی روی فرسایش‌پذیری خاک داشته باشند. بنابراین، انتظار می‌رود که کاتیون‌هایی چون کلسیم و منیزیم، اثر کاهنده بر فرسایش‌پذیری خاک داشته باشند و در مقابل، پتاسیم و سدیم، فرسایش‌پذیری خاک را افزایش دهند.

کانی‌های رسی خاک نیز در فرسایش‌پذیری آن‌ها مؤثر می‌باشند. به طور کلی، کانی‌های رسی که تمایل به انبساط‌پذیری بیشتری دارند (مانند اسمکتایت) فرسایش‌پذیرتر هستند. مواد مادری به دلیل تأثیر روی بافت خاک، کانی‌های رسی، ساختمان خاک و غیره می‌توانند عامل مهمی در فرسایش‌پذیری خاک باشند.

مقدار فرسایش‌پذیری خاک در مدل جهانی فرسایش، عبارت از نسبت فرسایش به عامل بارندگی در گرت شاهد می‌باشد. بنابراین ضریب فرسایش‌پذیری، عددی است که حساسیت ذاتی خاک را در برابر فرسایش مشخص می‌کند. مقدار K برابر است با:

$$K = \frac{A}{R}$$

در شرایط گرت شاهد، مقدار عددی هر یک از عوامل L، S، P، C، R، واحد می‌باشد و مقدار فرسایش، متناسب با فرسایندگی باران و فرسایش‌پذیری خاک خواهد بود؛ یعنی:

$$A = R \cdot K$$

اندازه‌گیری ضریب فرسایش‌پذیری به طور مستقیم و در شرایط بارندگی طبیعی، وقت‌گیر و پُر‌هزینه است. ویشمایر و همکارانش با آزمایش‌های زیاد توانستند همبستگی خوبی را بین عامل فرسایش‌پذیری (K) و پنج عامل فیزیکی خاک به دست آورند. این پنج عامل، عبارتند از:

(۱) درصد سیلت (۰/۰۲ تا ۰/۰۵ میلی‌متر) بعلاوه‌ی شن خیلی‌ریز (۰/۰۵ تا ۰/۱ میلی‌متر)

(۲) درصد شن بزرگ‌تر از شن خیلی‌ریز (۰/۱ تا ۰/۲ میلی‌متر)

(۳) درصد ماده‌ی آلی

(۴) ساختمان خاک

(۵) نفوذپذیری خاک

تمامی فاکتورهای ذکر شده در لایه‌ی سطحی خاک (۱۵ تا ۲۰ سانتی‌متری) اندازه‌گیری می‌شوند. البته میزان نفوذپذیری برای تمامی خاک‌رخ اندازه‌گیری می‌گردد. ویشمایر برای محاسبه‌ی K، یک نموگراف ارایه کرد (شکل ۲-۳). همین‌طور، وی برای محاسبه‌ی K فرمولی نیز تهیه نمود. فرمول ارایه‌شده توسط ویشمایر و همکارانش که تا مقادیر ۷۰ درصد سیلت، قابل استفاده است، به صورت زیر می‌باشد:

$$100 \cdot K = [2/1 M^{1/14} \times 10^{-4} \times (12 - \% OM)] + [3/25 \times (S - 2)] + (P - 3)$$

که در آن:

$OM =$ درصد ماده‌ی آلی

$S =$ کلاس ساختمان خاک‌دانه‌ها

$P =$ کلاس نفوذپذیری خاک‌رخ

عامل M، از طریق فرمول زیر محاسبه می‌شود:

$$M = (100 - C) \times (fS + Si)$$

که در این فرمول:

$C =$ درصد رس خاک

$fS =$ درصد شن ریز خاک

$Si =$ درصد سیلت خاک

کلاس ساختمان خاک یا خاک‌دانه‌ها به شرح زیر قابل تعریف است:

(۱) ساختمان دانه‌ای و اسفنجی خیلی‌ریز (کوچک‌تر از یک میلی‌متر)

(۲) ساختمان دانه‌ای و اسفنجی ریز (یک تا دو میلی‌متر)

(۳) ساختمان دانه‌ای و اسفنجی متوسط (دو تا پنج میلی‌متر) و دانه‌ای درشت (پنج تا ده میلی‌متر)

(۴) ساختمان توده‌ای (منشوری، ستونی و مکعبی)

مقادیر ذکر شده برای نفوذپذیری، در واقع کلاس نفوذپذیری را نشان می‌دهند که به صورت

زیر تعیین می‌گردند:

(۱) زیاد تا خیلی زیاد (بیشتر از ۱۲/۵ سانتی‌متر در ساعت)

حافظت آب و خاک تكميلی/۵۲

(۲) متوسط تا زياد (۱۲/۵ تا ۶/۲۵ سانتي متر در ساعت)

(۳) متوسط (۲ تا ۶/۲۵ سانتي متر در ساعت)

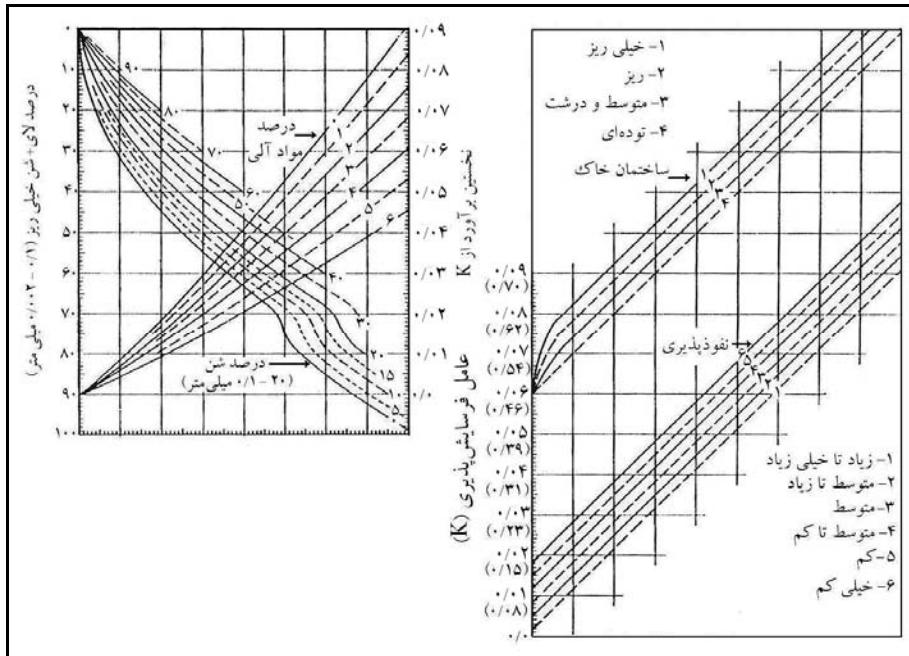
(۴) کم تا متوسط (۰/۰ تا ۲ سانتي متر در ساعت)

(۵) کم (۰/۵ تا ۰/۱۲۵ سانتي متر در ساعت)

(۶) خيلي کم (کمتر از ۰/۱۲۵ سانتي متر در ساعت)

توجه داشته باشيد که مقدار K در فرمول بالا بر اساس سامانه‌ی آمریکایی می‌باشد و برای تبدیل آن‌ها به سامانه‌ی متريک (SI)، باید عدد حاصل را بر $7/59$ تقسیم نمود. در سامانه‌ی متريک، واحد K عبارت از "تن×ساعت×هكتار" تقسیم بر "هكتار×مگاژول×ملي متر" (t.hr.ha/ha.Mj.mm) می‌باشد و مقدار فرسایش، دارای واحد "تن بر هكتار در ساعت" (t/ha.hr) خواهد بود.

پس از محاسبه‌ی ضريب K ، بر اساس طبقه‌بندی ارایه شده توسط برگسما^۱ (جدول ۲-۳)، می‌توان نام طبقه‌ی متناسب با مقدار فرسایش‌بذری خاک را تعیین نمود.



شکل (۲-۳): نموگراف فرسایش پذیری خاک بر اساس سامانه‌ی متريک
(اعداد داخل پرانتز بر اساس سامانه‌ی آمریکایی می‌باشند)

جدول (۲-۳): طبقه‌بندی برگسما برای فرسایش پذیری خاک‌ها

نام طبقه	فرسایش پذیری (سامانه‌ی آمریکایی)
بسیار زیاد	۰/۳۵ - ۰/۷
زیاد	۰/۱۷ - ۰/۳۵
متوسط	۰/۰۸ - ۰/۱۷
کم	۰/۰۴ - ۰/۰۸
بسیار کم	<۰/۰۴

با اين وجود، محاسبه‌ی K در ايران، با اشكال‌های همراه است که از آن جمله می‌توان به موارد زير اشاره نمود:

- در آزمایش‌هایی که ويشمایر و همکارانش برای محاسبه‌ی K انجام دادند از باران‌های خاص مناطق شرق آمریکای مرکزی که باران‌هایی با شدت $63/5$ میلی‌متر در ساعت و به مدت دو ساعت متولی را شامل می‌شوند، استفاده نمودند. اين در حالی است که در مناطق خشک و

w w w . P n u N e w s . c o m

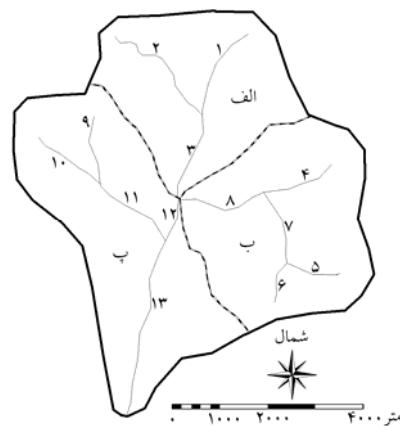
حافظت آب و خاک تكميلی/۵۴

نیمه‌خشک ایران، وقوع چنین بارندگی‌های غیرمحتمل است. بنابراین، به نظر می‌رسد که اعداد محاسبه شده به وسیله‌ی فرمول ویشمایر، برای چنین مناطقی، ضریب K را بیشتر از مقدار واقعی نشان می‌دهند.

(۲) فرمول و یا نموگراف ویشمایر، در مناطق نیمه‌مرطوب ایالات متحده‌ی آمریکا و برای خاک‌های ارایه شده است که تقریباً بدون آهک می‌باشند. بنابراین، فراوانی آهک در مناطق خشک و نیمه‌خشک ایران، منجر به بزرگ شدن مجازی عدد K می‌شود. در هر حال، به نظر می‌رسد که تأثیر دو مورد بالا روی یکدیگر، بتواند برآورد قابل قبولی از K را در شرایط ایران بدست دهد.

مثال : ۳

شکل (۳-۳)، یک حوزه‌ی آبخیز را نشان می‌دهد که به سه زیرحوزه تقسیم شده است. اطلاعات فیزیوگرافیک این زیرحوزه‌ها در جدول (۳-۳)، اطلاعات خاک آن‌ها در جدول (۴-۳) و دیگر اطلاعات، در بخش توصیف زیرحوزه‌ها ارایه گردیده‌اند. مقدار بارندگی شش ساعته‌ی حوزه‌ی مزبور با دوره‌ی بازگشت دو ساله، برابر با شش میلی‌متر می‌باشد و میانگین بارندگی پُرباران‌ترین ماه سال در دوره‌ی آماری مورد نظر، $40/1$ میلی‌متر است. مجموع بارندگی و متوسط دمای سالانه‌ی این حوزه، به ترتیب، $30/1$ میلی‌متر و 18 درجه‌ی سلسیوس می‌باشند.



شکل (۳-۳): نمای کلی حوزه‌ی آبخیز مورد مطالعه، به همراه زیرحوزه‌های سه‌گانه‌ی آن (اعداد روی شکل، نشانگر شماره‌ی آبراهه‌ها می‌باشند)

جدول (۳-۳): ویژگی‌های فیزیوگرافیک زیرحوزه‌های مورد مطالعه

علامت زیرحوزه	محیط (کیلومتر)	مساحت (هکتار)	شیب متوسط (درصد)	طول متوسط (متر)	مواد مادری	بعض کشاورزی	مقادیر عامل C برای	حجم روان آب (مترمکعب)	وارتفاع آن (میلی‌متر)*	نمودار بونهای آبراهه	طول آبراهه (متر)
الف	۱۳/۶	۱۱۱۵	۱۸	۳۲۱	گندک‌مر و سنگ‌هجر	۴۴۶۰۰	۱	۲۰۴۶	۴۴۶۰۰	۱	۲۰۴۶
ب	۱۳/۸	۱۲۹۶	۳۰	۲۹۳	مالسه سنگ و شنیل	۷۷۷۶۰	۵	۱۲۰۰	۷۷۷۶۰	۵	۱۲۰۰
ب	۱۳/۸	۱۵۷۷	۴۱	۳۶۴	دولومیت	۷۸۸۵۰	۱۰	۱۶۲۷	۷۸۸۵۰	۱۰	۱۶۲۷
ب	۱۸/۸	۱۸۷۷	۴۱	۳۶۴	دوامیت	۹۶۸	۱۱	۱۸۸۹	۹۶۸	۱۱	۱۸۸۹
ب	۱۸/۸	۱۸۷۷	۴۱	۳۶۴	دوامیت	۳۸۳۹	۱۳	۱۴۵۴	۳۸۳۹	۱۳	۱۴۵۴

* این مقادیر، مربوط به شکل ۱-۳ می‌باشند.

جدول (۴-۳): ویژگی‌های خاک زیرحوزه‌های مورد مطالعه

علامت زیرحوزه	رس (درصد)	سیلت (درصد)	شن (درصد) ۰/۵-۰/۱ (mm)	شن (درصد) ۰/۱-۰/۵ (mm)	ساختهای	نفوذپذیری (cm/h)	مواد آلی (درصد)	گروه هیدرولوژیک	چگالی ظاهری (g/m ³)
الف	۴۰	۲۵	۲۰	۱۵	مکعبی ریز	۱/۲	۰/۵	C	۱/۴
ب	۱۵	۴۱	۳۰	۱۴	مکعبی خیلی ریز	۰/۸	۰/۷	D	۱/۳
ب	۲۵	۱۵	۲۰	۴۰	توده‌های	۲/۲	۱/۲	C	۱/۶

تصویف زیرحوزه‌ها به قرار زیر است:

زیرحوزه‌ی "الف":

این زیرحوزه، دارای ۴۰ درصد کاربری مرتع با پوشش نسبتاً خوب (۲۵ درصد پوشش تاجی درختچه‌ای کم ارتفاع و ۱۰ درصد پوشش علوفه‌ای) و مابقی، اراضی کشاورزی به صورت کشت روی خطوط تراز می‌باشد (۸۰ درصد پوشش تاجی). درصد زمین‌های لخت، حدود ۳۰ درصد است. مقدار کمی فرسایش شیاری و گاهی خندقی پایدار همراه با تجمع خاک و بقایای گیاهی در پای سنگ‌ها یا گیاهان دیده می‌شود.

زیرحوزه‌ی "ب":

این زیرحوزه، دارای ۸۰ درصد کاربری مرتع با پوشش متوسط تا کم (۱۰ درصد پوشش تاجی و ۲۰ درصد پوشش علوفه‌ای) و مابقی، اراضی کشاورزی به صورت کشت روی خطوط تراز با شیب ۲۰ درصد و طول شیب ۱۰ متر می‌باشد (۴۰ درصد پوشش تاجی). درصد زمین‌های لخت، حدود ۵۰ درصد است. مقدار قابل توجهی (بیش از ۷۰ درصد) فرسایش شیاری و خندقی همراه با تجمع زیاد خاک و بقایای گیاهی در پای موانع دیده می‌شود.

زیرحوزه‌ی "پ":

این زیرحوزه، دارای ۵۰ درصد کاربری مرتع با پوشش خوب (۶۰ درصد پوشش تاجی درختی و ۸۰ درصد پوشش بوته‌ای)، ۳۰ درصد پوشش جنگلی (۹۵ درصد پوشش تاجی) و مابقی، اراضی کشاورزی به صورت کشت روی تراس با شیب ۲۲ درصد می‌باشد (۸۰ درصد پوشش تاجی). درصد زمین‌های لخت، حدود ۲۰ درصد است. مقدار کمی فرسایش ورقه‌ای و گاهی شیاری همراه با تجمع ناچیزی از خاک و بقایای گیاهی در پای سنگ‌ها یا گیاهان دیده می‌شود.

مثال ۴:

ضریب فرسایش‌پذیری را در مثال سه برای زیرحوزه‌ی "الف" به دست آورید.
حل:

در زیرحوزه‌ی "الف"، با توجه به مشخصات خاک ارایه شده در جدول ۳-۴، با استفاده از نمودار ویشمایر (همانند شکل ۴-۳)، مقدار فرسایش‌پذیری، حدود ۰/۰۲۸ (در سامانه‌ی متریک) خواهد شد. همچنین، با استفاده از فرمول نیز می‌توان مقدار ضریب فرسایش‌پذیری را محاسبه نمود. در نتیجه:

$$M = (100 - 40) \times (20 + 25) = 2700$$

$S =$ ساختمان ریز مکعبی = ۲

$P = 1/2 \text{ cm/h}$ تا کم = ۴ = متوسط روی نمودار

حال خواهیم داشت:

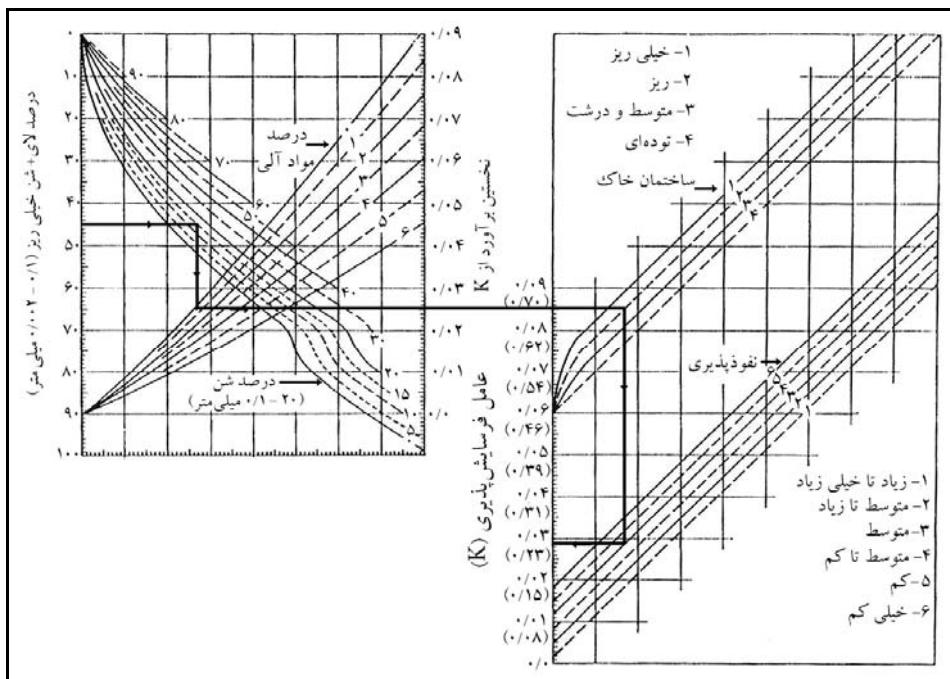
$$100K = [2/1 \times (2700)^{1/14} \times 10^{-4} \times (12 - 0/5)] + [3/25 \times (2 - 2)] + (4 - 3) = 20/7$$

بنابراین، مقدار K ، برابر $20/7$ (در سامانه‌ی آمریکایی) خواهد شد که تقریباً با روش نمودار برابر است. اگر این مقدار بر $7/59$ تقسیم شود، مقدار آن در سامانه‌ی متريک به صورت زیر می‌باشد:

$$0/207 \div 7/59 = 0/027$$

تمرین:

مقدار K را برای زیرحوزه‌های دیگر (با دو روش گفته شده) تعیین نمایید.



شکل (۴-۳): چگونگی محاسبه‌ی ضریب فرسایش‌پذیری برای مثال ۴

(خط سیاهرنگ ضخیم ترسیم شده روی نمودار، مسیر دست‌یابی به ضریب K را نشان می‌دهد)

(۳-۱-۴-۳) عامل طول شیب (L)

بهطور کلی، هرچه طول شیب، زیادتر باشد؛ شدت فرسایش بیشتر می‌شود. میزان فرسایش در طول یک شیب، یکنواخت نمی‌باشد و بهطور معمول، در قسمت‌های انتهایی، بیشتر است. عامل طول شیب (L) را می‌توان از رابطه‌ی زیر بهدست آورد:

$$L = \left(\frac{\lambda}{221} \right)^m$$

که در این فرمول:

λ = طول شیب زمین (بر حسب متر)

m = عدد توان (که بسته به شیب زمین، مقدار آن از طریق جدول ۳-۵ قابل استخراج می‌باشد).

جدول (۳-۵): برآورد توان m با توجه به شیب زمین

شیب زمین (درصد)	مقدار m
< 1	۰/۲
۱ تا ۳	۰/۳
۵ تا ۳	۰/۴
≥ 5	۰/۵

(۴-۱-۴-۳) عامل درجه‌ی شیب (S)

ویشمایر در سال ۱۹۵۰، رابطه‌ی بین میزان شیب (S) و فرسایش (E) را مطابق فرمول زیر بهدست آورد:

$$E = 0.43 + 0.3 S + 0.043 S^3$$

که در این فرمول، S بیانگر درصد شیب زمین می‌باشد. عامل درجه‌ی شیب (S) از طریق فرمول زیر قابل محاسبه است:

$$S = \frac{E}{E_0}$$

که در آن:

W W W . P n u N e w s . c o m

$E =$ فرسایش در شیب مورد نظر

$E_0 =$ فرسایش در شیب کرت شاهد (به دیگر سخن، $s = 0$)

برای محاسبه‌ی درجه‌ی شیب، باید دو فرمول بالا را با یکدیگر ترکیب نمود تا فرمول زیر حاصل گردد:

$$S = 0/065 + 0/045 s + 0/0065 s^2$$

مثال ۵

مقدار عامل‌های شیب و طول شیب را در زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳) تعیین نمایید.

حل:

با توجه به اینکه متوسط شیب و طول شیب این زیرحوزه، به ترتیب، برابر ۱۸ درصد و ۳۲۱ متر می‌باشند (جدول ۳-۳)، مقدار توان معادله (جدول ۳-۵)، برابر $0/5$ انتخاب می‌شود. بنابراین:

$$L = (321 \div 22/1)^{1/5} = 3/81$$

$$S = 0/065 + 0/045(18) + 0/0065(18)^2 = 2/98$$

در نتیجه، عامل LS ، برابر است با:

$$LS = 3/81 \times 2/98 = 11/35$$

تمرین:

مقدار LS را برای دو زیرحوزه‌ی دیگر موجود در شکل ۳-۳ محاسبه کنید.

۳-۴-۱-۵) عامل پوشش گیاهی^۱ (C)

این عامل، بیانگر نسبت مقدار خاک از بین رفته از زمین زیرکشت، به خاک فرسوده شده از همان قطعه زمین در طی یک آیش مداوم و عاری از پوشش یا بقایای گیاهی می‌باشد. میزان فرسایش در یک زمین همیشه لخت در حال آیش (که در آن، مقادیر C و P، برابر یک می‌باشند)؛ به صورت زیر قابل محاسبه است:

$$A = R.K.L.S$$

چنانچه همین قطعه زمین، زیر کشت برده شود؛ بدینهی است که خاک از بین رفته، خیلی

حافظت آب و خاک تكميلی / ۶۰

کمتر از مقدار بالا خواهد بود. در نتیجه، نسبت خاک از بین رفته در این دو حالت، نشان-دهندهی مقدار عامل C خواهد بود.

مقدار عامل C تحت تأثیر نوع گیاه، تعداد بوته در واحد سطح، مقدار بقایای گیاهی، درصد پوشش خاک توسط تاج پوشش گیاهی (پوشش تاجی) و ترتیب کشت در تناوب می‌باشد. یکی از مشکلات عمدی فرمول جهانی فرسایش در ایران، محاسبه‌ی عامل C است که در اثر پژوهش تعیین نمی‌شود و بیشتر بر اساس تجربه و گاه حدس و گمان برآورده می‌گردد. به هر حال، تعیین مقدار C، بهویژه برای زمین‌های کشاورزی، از پیچیده‌ترین عوامل محسوب می‌شود؛ لیکن برای مراتع و جنگل‌ها، جدول‌های ساده‌شده‌ی ۳-۶ و ۳-۷ ارایه گردیده‌اند.

جدول (۳-۶): مقادیر عامل C برای مراتع دائمی، چراگاهها و زمین‌های رهاسده

درصد پوشش در تماس با خاک							نوع پوشش سطحی*	درصد پوشش	آسمانه‌ی گیاهی
۹۵ تا ۱۰۰	۸۰	۶۰	۴۰	۲۰	۰	نوع و ارتفاع			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۳	۰/۰۴۲	۰/۱۰	۰/۲۰	۰/۴۵	G	.	بسیار ناچیز	گیاهان و درختچه‌های کم ارتفاع با ارتفاع متوسط ۰/۵ متر
۰/۰۱۱	۰/۰۴۳	۰/۰۹	۰/۱۵	۰/۲۴	۰/۴۵	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۲	۰/۰۳۸	۰/۰۹	۰/۱۷	۰/۳۶	G	۲۵	گیاهان و درختچه‌های کم ارتفاع با ارتفاع متوسط ۰/۵ متر	برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۴۱	۰/۰۸۲	۰/۱۳	۰/۲۰	۰/۳۶	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۲	۰/۰۳۵	۰/۰۷	۰/۱۳	۰/۲۶	G	۵۰	درختچه‌ها و بوته‌زارها با ارتفاع متوسط ۲ متر برای سقوط قطره‌ی باران	درختان و کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۳۹	۰/۰۷۵	۰/۱۱	۰/۱۶	۰/۲۶	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۱	۰/۰۳۱	۰/۰۶	۰/۱۰	۰/۱۷	G	۷۵	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۳۸	۰/۰۶۷	۰/۰۹	۰/۱۲	۰/۱۷	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۳	۰/۰۴۰	۰/۰۹	۰/۱۸	۰/۴۰	G	۲۵	برای سقوط قطره‌ی باران	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۴۲	۰/۰۸۵	۰/۱۴	۰/۲۲	۰/۴۰	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۲	۰/۰۳۸	۰/۰۸۵	۰/۱۶	۰/۳۴	G	۵۰	برای سقوط قطره‌ی باران	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۴۱	۰/۰۸۱	۰/۱۳	۰/۱۹	۰/۳۴	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۲	۰/۰۳۶	۰/۰۸	۰/۱۴	۰/۲۸	G	۷۵	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران	درختان و تعداد کمی درختچه با ارتفاع متوسط ۴ متر برای سقوط قطره‌ی باران
۰/۰۱۱	۰/۰۴۰	۰/۰۷۷	۰/۱۲	۰/۱۷	۰/۲۸	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۳	۰/۰۴۱	۰/۱۰	۰/۱۹	۰/۴۲	G	۲۵	ترکیبی از گیاهان شبیه علوفه؛ W = گیاهان بوته‌ای پهنه‌برگ	ترکیبی از گیاهان مختلف موجود باشد؛ باید میانگین وزنی محاسبه نمود.
۰/۰۱۱	۰/۰۴۲	۰/۰۷۸	۰/۱۴	۰/۲۳	۰/۴۲	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۳	۰/۰۴۰	۰/۰۹	۰/۱۸	۰/۳۹	G	۵۰	ترکیبی از گیاهان شبیه علوفه؛ W = گیاهان بوته‌ای پهنه‌برگ	ترکیبی از گیاهان مختلف موجود باشد؛ باید میانگین وزنی محاسبه نمود.
۰/۰۱۱	۰/۰۴۲	۰/۰۸۵	۰/۱۴	۰/۲۱	۰/۳۹	W			
۰/۰۰۳	۰/۰۱۲	۰/۰۳۹	۰/۰۹	۰/۱۷	۰/۳۶	G	۷۵	ترکیبی از گیاهان شبیه علوفه؛ W = گیاهان بوته‌ای پهنه‌برگ	ترکیبی از گیاهان مختلف موجود باشد؛ باید میانگین وزنی محاسبه نمود.
۰/۰۱۱	۰/۰۴۱	۰/۰۸۳	۰/۱۳	۰/۲۰	۰/۳۶	W			

*G= علوفه و گیاهان شبیه علوفه؛ W= گیاهان بوته‌ای پهنه‌برگ

توجه داشته باشید که برای درصدهایی که در جدول ۳-۶ موجود نمی‌باشند و یا اگر ترکیبی از گیاهان مختلف موجود باشد؛ باید میانگین وزنی محاسبه نمود.

جدول (۳-۷): مقادیر عامل C برای اراضی جنگلی

مقدار C	اشکوب پایین	لاشبreg های جنگلی	درصد تاج پوشش	وضعیت رشد
۰/۰۰۱	با کنترل	۹۰ تا ۱۰۰	۷۵ تا ۱۰۰	خوب
۰/۰۰۳ - ۰/۰۱۱	بدون کنترل			
۰/۰۰۲ - ۰/۰۰۴	با کنترل	۷۵ تا ۸۵	۴۰ تا ۷۰	متوسط
۰/۰۱ - ۰/۰۴	بدون کنترل			
۰/۰۰۳ - ۰/۰۰۹	با کنترل	۴۰ تا ۷۰	۲۰ تا ۳۵	ضعیف
۰/۰۲ - ۰/۰۹	بدون کنترل			

در استفاده از جدول ۳-۷ باید موارد زیر را مد نظر داشت:

۱) در پوشش تاجی کمتر از ۲۰ درصد یا جنگل‌هایی که پوشش کف آن‌ها کمتر از ۴۰ درصد است، باید از جدول ۳-۶ استفاده کرد.

۲) فرض بر این است که حداقل ضخامت پوشش کف جنگل، پنج سانتی‌متر می‌باشد.

۳) اشکوب پایین، شامل بوتهزارها، علفزارها و مراعتی است که در بخش‌های باز پوشش تاجی جنگلی می‌باشند. منظور از حالت "با کنترل"، این است که در اشکوب پایین، چرای بیش از حد و آتش‌سوزی‌ها کنترل شوند و منظور از "بدون کنترل"، این است که در اشکوب پایین، چرای بیش از حد و آتش‌سوزی‌ها بهوفور رخ می‌دهند.

مثال ۶:

مقدار عامل C را برای زیرحوزه "الف" (شکل ۳-۳) به دست آورید.

حل:

با توجه به اینکه این زیرحوزه، دارای ۴۰ درصد کاربری مرتعی با پوشش نسبتاً خوب و مابقی، اراضی کشاورزی با $C = ۰/۶۵$ می‌باشد؛ باید میانگین وزنی گرفت. چون کاربری مرتع، ۲۵ درصد پوشش تاجی درختچه‌ای کمارتفاع و ۱۰ درصد پوشش علوفه‌ای دارد، با استفاده از جدول ۳-۶ باید میانگین وزنی بین $۰/۳۶$ (برای پوشش صفر) و $۰/۰۷$ (برای پوشش ۲۰ درصد) را محاسبه نمود که مقدار آن، برابر $۰/۲۶۵$ می‌شود. حال با توجه به درصد هر کاربری، مقدار C

محاسبه می‌گردد:

$$C = (۰/۲۶۵ \times ۰/۶۰) + (۰/۶۵ \times ۰/۴۰) = ۰/۵۰$$

تمرین:

مقدار عامل C را برای دو زیرحوزه‌ی دیگر موجود در شکل ۳-۳ محاسبه کنید.

(P) عامل حفاظت خاک (۴-۱-۶)

عامل حفاظت خاک، عبارت است از نسبت مقدار خاک از بین رفته در واحد سطح یک زمین حفاظت شده، به زمینی که لخت باشد و در جهت تندترین شیب، شخم زده شود. به طور عمده، منظور از کارهای حفاظتی، کشت در روی خطوط تراز، کشت نواری و تراس‌بندی است. دیگر عملیات حفاظتی مانند تناوب‌های زراعی، کود دادن، قرار دادن بقایای گیاهی در سطح زمین و غیره، مربوط به عامل مدیریت زراعی (C) می‌باشند. در بین عملیات حفاظتی، اثر کشت نواری در کاهش مقدار فرسایش، از شخم و کشت در روی خطوط تراز بیشتر است. مقدار P در کشت نواری، تابعی از درجه و طول شیب و نوع تناوب می‌باشد. در هر حال، مقدار P را برای شرایط گوناگون می‌توان از جدول‌های ۳-۸ تا ۱۰ استخراج نمود.

جدول (۳-۸): مقدار P بر اساس کشت روی خطوط تراز، کشت نواری و تراس‌بندی

درصد شیب	کشت روی خطوط تراز	کشت نواری	مقدار P	تراس‌بندی
۱/۱ - ۲	۰/۶	۰/۳	۰/۶	۰/۶
۲/۱ - ۷	۰/۵	۰/۲۵	۰/۵	۰/۵
۷/۱ - ۱۲	۰/۶	۰/۳	۰/۶	۰/۶
۱۲/۱ - ۱۸	۰/۸	۰/۴	۰/۸	۰/۸
۱۸/۱ - ۲۴	۰/۹	۰/۴۵	۰/۹	۰/۹

حفظ آب و خاک تكميلي/۶۴

جدول (۹-۳): مقدار P بر اساس شيب و طول آن در کشت روی خطوط تراز

درصد شيب	مقدار P	بدون مالج سطحی	بیشترین طول شيب (متر)*	بدون مالج سطحی با مالج سطحی
۱ - ۲	۰/۶	۱۲۲	۱۵۲	
۳ - ۵	۰/۵	۹۱	۱۱۴	
۶ - ۸	۰/۵	۶۱	۷۶	
۹ - ۱۲	۰/۶	۳۰	۴۶	
۱۳ - ۱۶	۰/۷	۲۴	۳۰	
۱۷ - ۲۰	۰/۸	۱۸	۲۳	
۲۱ - ۲۵	۰/۹	۱۵	۱۹	

* اگر پس از کشت، بیش از ۵۰ درصد سطح خاک توسط بقایای گیاهی سال پیش پوشیده شود؛ طول شيب، ۲۵ درصد افزایش می‌یابد.

جدول (۱۰-۳): مقدار P بر اساس تناوب‌های زراعی مختلف در کشت روی خطوط تراز

درصد شيب	الف*	ب**	پ***	عرض نوار (متر)	بیشترین طول شيب (متر)	مقدار P در تناوب‌های گوناگون
۱ - ۲	۰/۳۰	۰/۴۵	۰/۶	۴۰	۲۴۴	
۳ - ۵	۰/۲۵	۰/۳۸	۰/۵	۳۰	۱۸۳	
۶ - ۸	۰/۲۵	۰/۳۸	۰/۵	۳۰	۱۲۲	
۹ - ۱۲	۰/۳۰	۰/۴۵	۰/۶	۲۴	۷۳	
۱۳ - ۱۶	۰/۳۵	۰/۵۲	۰/۷	۲۴	۴۹	
۱۷ - ۲۰	۰/۴۰	۰/۶۰	۰/۸	۱۸	۳۶	
۲۱ - ۲۵	۰/۴۵	۰/۶۸	۰/۹	۱۵	۳۰	

* تناوب چهار ساله‌ی ذرت، غلات، چمن و چمن

** تناوب زراعت ردیفی، گندم زمستانه و چمن

*** تناوب زراعت ردیفی و گندم

مثال :۷

مقدار عامل P را برای زیرحوزه "الف" (شکل ۳-۳) به دست آورید.

حل:

با توجه به اينکه زيرحوزه مذكور داراي ۴۰ درصد کاربری مرتع با پوشش خوب و مابقی،

ارضی کشاورزی به صورت کشت روی خطوط تراز و شيب متوسط، ۱۸ درصد می‌باشد؛ برای

W W W . P n u N e w s . c o m

بخش مرتعی، P را باید برابر یک در نظر گرفت (توجه داشته باشید که روش USLE، در واقع، برای زمین‌های کشاورزی ارایه شده است). برای بخش کشاورزی، با توجه به جدول ۳-۸، مقدار P برابر ۰/۰ خواهد بود. حال، برای کل زیرحوزه باید میانگین وزنی محاسبه نمود؛ بنابراین:

$$P = (1 \times 0/40) + (0/8 \times 0/60) = 0/88$$

تمرین:

مقدار عامل P را برای دو زیرحوزه‌ی دیگر موجود در شکل ۳-۳ محاسبه کنید.

مثال ۸:

اگر شکل ۳-۱، مربوط به بارندگی حوزه‌ی آبخیز ارایه شده برای مثال سه باشد؛ آن‌گاه، مقدار هدرفت خاک را در زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳) محاسبه نمایید.

حل:

با توجه به مقادیر به دست آمده در مثال‌های پیش، می‌توان نوشت:

$$A = R.K.L.S.C.P$$

(تن در هکتار در سال) $20/9 = 71/6823 \times 0/027 \times 11/35 \times 0/5 \times 0/88$
همان‌طور که ملاحظه می‌شود، مقدار فرسایش محاسبه شده، زیاد می‌باشد. علت این موضوع را باید در مقدار زیاد عامل‌های شیب و طول شیب (LS)، C و P جستجو نمود.

مثال ۹:

اگر در زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳) با انجام عملیات حفاظت مکانیکی، طول شیب به ۱۰۲ متر و درصد شیب به ۱۴ کاهش یابد، مقدار هدرفت خاک، چقدر کاهش خواهد یافت؟

حل:

با محاسبه‌ی L و S، مقدار LS برابر خواهد بود با:

$$LS = 2/15 \times 1/97 = 4/23$$

بنابراین، مقدار هدرفت خاک، برابر خواهد شد با:

(تن در هکتار در سال) $3/43 = 71/6823 \times 0/027 \times 4/23 \times 0/5 \times 0/88$
در نتیجه، هدرفت خاک، $5/77$ تن در هکتار در سال و یا به عبارت دیگر، $62/7$ درصد کاهش یافته است.

مثال ۱۰:

اگر در زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳)، نوع کشت و کار به نواری تغییر یابد؛ بدون انجام

هرگونه عملیات حفاظتی دیگر، مقدار هدررفت خاک چقدر کاهش خواهد یافت؟
حل:

ابتدا باید با توجه به جدول ۳-۸، مقدار P را محاسبه نمود:

$$P = (0/6 \times 0/4) + (0/4 \times 1) = 0/64$$

بنابراین، مقدار هدررفت خاک برابر خواهد شد با:

$$A = (6823/71 \div 100) \times 0/027 \times 11/35 \times 0/5 = 6/69 \text{ تن در هکتار در سال}$$

در نتیجه، هدرفت خاک، $2/51$ تن در هکتار در سال و یا به عبارت دیگر، $27/3$ درصد کاهش یافته است.

با توجه به مثال‌های ۹ و ۱۰ ملاحظه می‌شود که با اعمال مدیریت صحیح می‌توان به طور چشم‌گیری از شدت فرسایش کاست.

۷-۱-۴-۳) کمک به برنامه‌ریزی حفاظت خاک

چنانچه در یک برنامه‌ریزی حفاظت خاک، مقدار هدررفت خاک، کمتر از فرسایش مجاز منطقه باشد؛ برنامه‌ریزی مجبور به درستی انجام شده است. اگر مقدار هدررفت خاک (A)، مساوی با بیشترین فرسایش مجاز منطقه (Te) در نظر گرفته شود؛ آن‌گاه، معادله‌ی فرسایش به صورت زیر خواهد بود:

$$Te = R.K.LS.C.P$$

از آن‌جایی که حاصل ضرب مقادیر $R.K.LS$ برای یک منطقه، ثابت می‌باشد و تنها ضرایب C و P حالت انتخابی دارند؛ بنابراین می‌توان مقدار P را به صورت زیر محاسبه نمود:

$$C.P = \frac{Te}{R.K.LS}$$

در رابطه‌ی اخیر، مقادیر R ، K ، LS و Te معلوم هستند. در نتیجه، مقدار $C.P$ قابل محاسبه خواهد بود و می‌توان اعمال مدیریت نمود. برای این‌کار، با کشت گیاهان مخصوص و روش‌های ویژه، بدون انجام هرگونه عملیات حفاظتی ($P = 1$) می‌توان به مقدار $C.P$ مورد نظر دست یافت. برای این منظور، با انتخاب نوع گیاه و نحوه کشت، مقدار C مشخص می‌شود. البته می‌توان هم مدیریت زراعی و هم عملیات حفاظتی انجام داد. به دیگر سخن، می‌توان مقدار P را هم کاهش داد که در این صورت، مقدار C می‌تواند افزایش یابد و از نقش مدیریت زراعی در حفاظت خاک کاسته شود. البته همان‌طور که در مثال ۹ دیده شد، می‌توان با انجام **W W W . P n u N e w s . c o m**

عملیات حفاظت مکانیکی، تا حدی عامل LS را هم تغییر داد؛ ولی اینگونه عملیات، بسیار هزینه‌بر است و تنها در موقع بحرانی توجیه پذیر خواهد بود.

مثال ۱۱:

اگر در زیرحوزه "الف" (شکل ۳-۳)، مقدار خاکسازی، ۲/۱۴ سانتی‌متر در هر صد سال فرض شود؛ مقدار فرسایش مجاز را بر حسب تن در هکتار در سال به دست آورید و در مورد مدیریت زراعی و عملیات حفاظتی بحث کنید.

حل:

مقدار خاکسازی در یک سال، برابر $۰/۰۲۱۴$ متر است. با ضرب این مقدار در مساحت زیرحوزه، مقدار خاکسازی به دست می‌آید که برابر است با:

$$(مترمکعب در سال) = ۲۳۸۶/۱ \times (۰/۰۲۱۴ \div ۱۰۰)$$

با توجه به چگالی ظاهری خاک این زیرحوزه (که طبق جدول ۳-۴، برابر $۱/۴$ گرم بر سانتی‌متر مکعب یا تن بر متر مکعب می‌باشد)، خواهیم دید که:

$$(تن در سال) = ۳۳۴۰/۵۴ \times ۱/۴$$

اگر این مقدار اخیر بر مساحت زیرحوزه تقسیم شود؛ مقدار خاکسازی بر حسب تن در هکتار در سال به دست می‌آید که برابر فرسایش مجاز (Te) است. به عبارت دیگر:

$$(تن در هکتار در سال) = ۱۱۱۵ \div ۳ = ۳۳۴۰/۵۴ = \text{فرسایش مجاز} = \text{مقدار خاکسازی}$$

حال با توجه به معلوم بودن مقادیر LS ($۱۱/۳۵$)، R ($۰/۰۲۷$)، K ($۱۱/۳۵$) و Te ($۳-۴$)، می‌توان مقدار C.P را محاسبه نمود:

$$CP = ۳ \div (۶۸/۲۳۷۱ \times ۰/۰۲۷ \times ۱۱/۳۵) = ۰/۱۴۳$$

همان‌طور که در مثال ۷ ملاحظه شد، مقدار P برابر $۰/۰۸۸$ است. اگر هیچ‌گونه عملیات حفاظتی دیگری انجام نشود، مقدار C برابر خواهد بود با:

$$C = ۰/۱۶۳ \div ۰/۰۸۸ = ۰/۱۶۳$$

بنابراین، اگر مدیریت زراعی ویژه‌ای را برگزینید که مقدار C در آن، از $۰/۱۶۳$ کمتر باشد؛ مقدار فرسایش، کمتر از سه تن در هکتار در سال خواهد شد. بسیاری از تناوب‌های زراعی مرسوم، دارای این مقدار C می‌باشند. چنانچه بجای کشت روی خطوط تراز، از کشت نواری استفاده شود؛ چون مقدار P برای بخش کشاورزی، برابر $۰/۰۴$ (جدول ۳-۸) خواهد شد، مقدار وزنی آن برای زیرحوزه "الف"، برابر $۰/۶۴$ می‌باشد. بنابراین:

$$C = 0/143 \div 0/64 = 0/223$$

در اين صورت، تقربياً تمامی تنابعهای زراعی، قابل استفاده خواهد بود. دقت داشته باشید که اين مقدار C ، مربوط به کل زيرحوزه است و اگر بخواهيد که بحث خود را دقيق‌تر انجام دهيد، باید بخش کشاورزی را از مرتع تفكيك نمایيد.

تمرین:

اگر در زيرحوزه‌های "ب" و "پ" (شكل ۳-۳)، با انجام عمليات حفاظتي، طول شيب به ۳۰ درصد، و درصد شيب به نصف کاهش يابند، مقدار هدررفت خاک چقدر کاهش می‌يابد؟ چنانچه در اين حالت، ۴۰ درصد از اراضي مرتعي، جنگل‌كاری شوند و کشت‌وکار بهصورت نواری انجام شود، مقدار هدررفت خاک چقدر کاهش می‌يابد؟ (محاسبات خود را برای پس از جنگل‌كاری با ۲۱ درصد تاج پوشش و پس از رشد جنگل و ايجاد ۹۲ درصد تاج پوشش انجام دهيد).

بهطور کلي، هر چند که در فرمول جهاني فرسايش (USLE)، عوامل مؤثر بر هدررفت خاک به خوبی تبيين شده‌اند؛ لیکن اين فرمول، ايرادها و کاستي‌هایي نيز دارد که از جمله‌ي آن‌ها می‌توان موارد زير را برشمرد:

- (۱) معادله‌ي فرسايش جهاني خاک، برای پيش‌بيني فرسايش ناشي از آب حاصل از ذوب برف به‌كار نمی‌رود؛ زيرا R فقط مربوط به فرسايندگي باران است.
- (۲) با اين معادله نمی‌توان ميزان رسوب انتقال‌يافته به‌وسيله‌ي نهرها و همچنین رسوبات تجمع‌يافته در پشت مخازن سدها را برآورد نمود.
- (۳) معادله‌ي جهاني فرسايش برای برآورد فرسايش ورقه‌اي، شيارى و بين شيارى به‌كار می‌رود و در برآورد فرسايش خندقی يا مسيل نهرها به‌كار برده نمی‌شود.
- (۴) اين مدل نمی‌تواند هدررفت خالص خاک (که عبارت از مقدار فرسايش کل خاک، منهای مقدار خاک رسوب‌گذاري شده در همان محل می‌باشد) را محاسبه کند؛ بلکه ميزان کل فرسايش يا فرسايش ناخالص را برآورد می‌نماید. به عبارت ديگر، در اين مدل، ميزان رسوب‌گذاري برآورد نمی‌شود.

(۵) همان‌طور که گفته شد؛ اين معادله برای زمين‌های کشاورزی اريه شده است و استفاده از آن در برآورد فرسايش اراضي مرتعي و جنگلی دقت لازم را ندارد.

(۶) فرمول جهاني فرسايش، تنها برای پيش‌بيني فرسايش در خاک‌هایي که با کشاورزی در

ارتباط می‌باشد به کار می‌رود و در کارهای غیرکشاورزی (مانند میدان‌ها، پارک‌ها و غیره) که برای آن‌ها ضریب C تعیین نشده است، توصیه نمی‌شود.

(۷) در این فرمول، منطقه‌ی مورد مطالعه، یکنواخت فرض گردیده است؛ لیکن در عمل، چنین حالتی کمتر اتفاق می‌افتد.

(۸) با اینکه نام این فرمول، جهانی است؛ اما تمام عوامل اندازه‌گیری شده برای ارایه‌ی آن، مربوط به کشور آمریکا می‌باشد. بنابراین، با تغییر شرایط در سایر کشورها، ممکن است که نتیجه‌ی مطلوبی به دست ندهد.

(۹) در ایران، علاوه بر معایب ذکر شده، این فرمول دارای مشکلات دیگری نیز می‌باشد. به عنوان نمونه:

۹-۱) مشکل در محاسبه‌ی میزان R (چراکه ایستگاه‌های سینوپتیک کافی در ایران وجود ندارند).

۹-۲) مشکلات ذکر شده برای محاسبه‌ی K.

۹-۳) در ایران، برای هیچ منطقه‌ای فاکتور C تعیین نشده است.

اگرچه معادله‌ی جهانی هدرفت خاک، به عنوان روشی مفید برای برآورد میزان فرسایش خاک به طور گسترده از دهه ۱۹۷۰ به وسیله‌ی دست‌اندرکاران حفاظت خاک در ایالات متحده و برخی کشورهای دیگر استفاده شده است؛ اما پژوهش‌ها و تجربه‌های کسب شده طی سال‌های ۱۹۷۰ تا ۱۹۷۹، نگارش جدید و اصلاح‌شده‌ای از این معادله را در ابتدای دهه ۱۹۹۰ به ارمغان آورده و نتایج حاصل در یک شکل جدید با عنوان معادله‌ی جهانی اصلاح‌شده‌ی هدرفت خاک (RUSLE) به صورت رایانه‌ای ارایه گردیدند.

۳-۴-۲) مدل جهانی اصلاح‌شده‌ی هدرفت خاک (RUSLE)

مدل RUSLE، از همان عوامل اساسی موجود در مدل USLE استفاده می‌کند؛ اما تعاریف و روابط متقابل این عوامل، در آن بهتر تشریح شده است و سبب بهبود صحت برآورد فرسایش خاک گردیده است. RUSLE، یک برنامه‌ی رایانه‌ای می‌باشد که با کسب تجربه‌های جهانی بیشتر در مورد کاربرد آن، به طور مداوم اصلاح و تغییر می‌یابد. با توجه به اینکه مدل USLE، تنها در اراضی کشاورزی مورد استفاده قرار می‌گرفت؛ مدل RUSLE، وابسته به نوع استفاده از اراضی است. به عبارت دیگر، مدل اخیر، هم در اراضی کشاورزی و هم در اراضی

منابع طبیعی قابلیت استفاده دارد و به همین دلیل، اصطلاح "وابسته به کاربری سرزمین"^۱ را به این مدل نسبت داده‌اند. از طرفی، مدل RUSLE، یک روش تکرخداد^۲ محسوب می‌گردد، بدین معنا که می‌تواند مقدار فرسایش را برای هر رخداد بارندگی محاسبه کند.

اختلاف‌های عمدہای را که بین مدل‌های USLE و RUSLE وجود دارند، می‌توان به

شرح زیر خلاصه نمود:

(۱) عامل R در مدل USLE بر اساس شرایط بارش متوسط برای مناطق جغرافیایی خاص در آمریکا می‌باشد؛ حال آنکه در مدل RUSLE، مقدار R بر مبنای اطلاعات حاصل از ایستگاه‌های هواشناسی بیشتری محاسبه می‌شود و بنابراین برای هر نقطه‌ی خاص، به مراتب، دقیق‌تر می‌باشد. همچنین، مدل RUSLE برای بیان اثر ضربه‌های باران بر روی آب تجمع-یافته‌ی سطحی در مناطق مسطح، یک ضریب اصلاحی برای R محاسبه می‌کند.

(۲) عامل K در مدل USLE بر اساس بافت خاک، میزان ماده‌ی آلی، نفوذپذیری و سایر عوامل ذاتی مربوط به نوع خاک محاسبه می‌گردد. در مدل RUSLE نیز همانند USLE است، با این تفاوت که برای منظور نمودن تغییرات فصلی (مانند بخش زدن آب و ذوب آن)، رطوبت خاک و تثبیت خاک، تنظیم و تعدیل یافته است.

(۳) عامل‌های L و S در مدل USLE بر مبنای طول و تنیدی شیب، بدون توجه به کاربری اراضی، مد نظر قرار گرفته‌اند؛ ولی در مدل RUSEL، این دو عامل با توجه به معادلات جدید و بر اساس نسبت فرسایش شیاری به بین شیاری بهبود یافته‌اند و برای استفاده در شیب‌های مركب، تطابق حاصل نموده‌اند.

(۴) عامل C در مدل USLE بر اساس توالی کشت‌وکار، بقایای سطحی، ناهمواری سطحی و تاج پوشش گیاهی مد نظر قرار می‌گیرد که با توجه به درصد توزیع بارندگی فرساینده در طی شش مرحله‌ی رشد گیاه استوار می‌باشد. در مدل RUSEL برای محاسبه‌ی C، از عوامل فرعی مانند کاربری قبلی، تاج پوشش گیاهی، پوشش سطحی، ناهمواری سطحی و رطوبت خاک استفاده می‌کند. در واقع، در مدل RUSLE با تقسیم هر سال تنابع به فواصل ۱۵ روزه و محاسبه‌ی نسبت هدررفت خاک برای هر دوره، سبب اصلاح مدل USLE شده است. هر زمان که عملیات خاک‌ورزی، یکی از عوامل فرعی را تغییر دهد؛ نسبت هدررفت خاک، دوباره

1- Landuse dependent

2- Single event

محاسبه می شود. مدل RUSLE، برآوردهای بهتری از تغییرات هدررفت خاک را در سراسر سال، بهویژه در ارتباط با پسماندهای سطحی و نزدیک سطح خاک و اثرات اقلیم در تجزیه‌ی پسماندهای گیاهی ارایه می دهد.

(۵) عامل P در مدل USEL بر پایه‌ی عملیاتی که سبب کاهش سرعت روان‌آب و به تبع آن، کاهش فرسایش خاک می شود، استوار است؛ حال آن که در مدل RUSEL، مقدار عامل P بر اساس گروههای هیدرولوژیک خاک، تندی شبیب ردیفهای کشت، ارتفاع برجستگی‌ها و میزان شاخص فرسایش یک رگبار انفرادی با دوره‌ی بازگشت ۱۰ ساله محاسبه می گردد. همچنین، مدل RUSLE، اثرات کشت نواری را با توجه به ظرفیت حمل جریان در نواهی متراکم و در ارتباط با میزان رسوب رسیده به آن نوارها برآورد می کند. توجه داشته باشید که عامل P برای برنامه‌ریزی حفاظت خاک، میزان و محل رسوب‌گذاری را مدنظر قرار می دهد.

۳-۴-۳) مدل جهانی تعدیل یافته‌ی هدررفت خاک (MUSLE^۱)

معادله‌ی جهانی فرسایش خاک (USLE) برای برآورد میزان هدررفت خاک از یک قطعه زمین و یا در طول یک شبیب ارایه شده است و با استفاده از آن نمی‌توان میزان رسوب‌دهی حوزه‌های آبخیز را تخمین زد. به منظور محاسبه‌ی مقدار رسوب بر اساس این معادله، ویلیامز و بربنت^۲ در سال ۱۹۷۵، ضریب "نسبت تحويل رسوب" (SDR)^۳ را معرفی نمودند. نسبت تحويل رسوب، به ویژگی‌های حوزه (فیزیوگرافی و زهکشی)، رخدادهای اقلیمی و کاربری اراضی بستگی دارد.

بررسی‌های انجام شده نشان دادند که رابطه‌ی بین عوامل فرسایندگی و میزان تولید رسوب، غیرخطی و ضعیف می باشد. بنابراین به علت متغیر بودن نسبت‌های تحويل رسوب محاسبه شده و غیرخطی بودن رابطه‌ی بین R و میزان تولید رسوب، عامل بارندگی مدل USLE با عامل روان‌آب جایگزین گردید و مدل مزبور، به مدل MUSLE تغییر نام یافت. با جایگزینی عامل بارندگی توسط عامل روان‌آب، دیگر ضرورتی به استفاده از نسبت تحويل رسوب در معادله جهانی نمی باشد. در مدل MUSLE نقش روان‌آب شاخص است و از آن می‌توان برای

1- Modified Universal Soil Loss Equation; MUSLE

2- Williams and Brent

3- Soil Delivery Ratio; SDR

محاسبه‌ی رسوب سالانه بهره جست. اين معادله بجای برآورد فرسايش خاک، برای برآورد رسوب‌دهی از خروجي يك حوزه‌ی آبخيز و بر مبنای يك رگبار منفرد ارایه شده است. فرمول اين مدل، بهصورت زير می‌باشد:

$$A = 95(Q \cdot q_p)^{0.56} \text{ KLSCP}$$

که در آن:

=A مقدار رسوب‌دهی يك رويداد (رگبار) بر حسب تن

=Q حجم روان‌آب بر حسب ايکر-فوت

=q_P شدت يا دبى بيшиينه‌ی روان‌آب بر حسب فوت‌مكعب بر ثانية

C، S، L، K و P نيز بيانگر همان عوامل گفته‌شده در معادله‌ی جهانی فرسايش خاک (USLE) می‌باشنند.

معادله‌ی بالا در سامانه‌ی متريک، بهصورت زير می‌توان بازنويسي نمود:

$$A = 11800(Q \cdot q_p)^{0.56} \text{ KLSCP}$$

که در اين فرمول:

=A مقدار رسوب‌دهی يك رويداد بر حسب كيلوگرم

=Q حجم روان‌آب بر حسب مترمكعب

=q_P شدت يا دبى بيшиينه‌ی روان‌آب بر حسب مترمكعب بر ثانية

توجه داشته باشيد که شدت يا دبى بيшиينه و حجم روان‌آب از طريق روش‌های توزيع آماري، برآورد می‌گردد. همچنين، به ياد داشته باشيد که معادله‌ی ويليامز (مدل MUSLE)، بر مبنای فرضيات زير استوار می‌باشد:

۱) توزيع مالج با پوشش گياهي، تصادفي است.

۲) مالج با عمق مناسب، در منطقه وجود دارد.

در هر حال، نتایج مدل مزبور، وقتی مطلوب خواهند بود که اين روش در حوزه‌های آبخيز با اندازه و شیب‌های مختلف، آزمون شده باشد. البته بهطور معمول، مقدار رسوب برای يك رگبار کوتاه‌مدت، بيشتر از مقدار واقعی برآورد می‌شود و برای يك رگبار طولانی‌مدت، کمتر از مقدار واقعی می‌باشد.

مثال ۱۲:

دبى و حجم روان‌آب بارش مربوط به مثال يك، در جدول ۳-۳ ارایه شده‌اند. مقدار

رسوب‌دهی را برای زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳) (بدون عملیات حفاظتی) به دست آورید.
مقدار فرسایش خالص برای این حوزه با بارش ذکر شده چقدر است؟
حل:

برای محاسبه‌ی مقدار رسوب‌دهی، از فرمول زیر استفاده می‌شود:

$$A = 11800 \cdot (Q \cdot q_p)^{1/56} \cdot K \cdot L \cdot S \cdot C \cdot P =$$

$$(کیلوگرم) = 11800 \times (44600 \times 7)^{1/56} \times 11/35 \times 0/027 \times 0/05 \times 0/88 = 1899226/4$$

اگر مقدار به دست آمده بر مساحت حوزه تقسیم شود؛ آن‌گاه:

$$(تن در هکتار) = (1899226/4) \div (1115 \times 1000) = 1/70$$

بنابراین، مقدار فرسایش خالص خواهد شد:

(تن در هکتار در سال) = $7/5 - 1/7 = 9/2$ رسوب - فرسایش ناخالص = فرسایش خالص
توجه داشته باشید که مقدار فرسایش ناخالص، پیش از این، در مثال هشت محاسبه شده بود.

۴-۴-۳) مدل پسیاک^۱ (PSIAC)

این روش در سال ۱۹۶۸ به منظور محاسبه‌ی فرسایش خاک و تولید رسوب در مناطق خشک و نیمه‌خشک ارایه گردید. در این مدل، نه عامل مختلف برای محاسبه و برآورد رسوب در نظر گرفته شده‌اند که این عوامل عبارتند از:

- ۱) زمین‌شناسی سطحی
- ۲) خاک
- ۳) آب و هوای
- ۴) روان‌آب
- ۵) ناهمواری‌ها
- ۶) پوشش زمین
- ۷) کاربری اراضی
- ۸) فرسایش مناطق بالادست^۲

1- Pacific Southwest Inter Agency Committee; PSIAC

2- Upland erosion

(۹) فرسياش رودخانه‌اي

ارزش هر عامل در محاسبه‌ي فرسياش، از طريق رتبه‌اي که برای آن عامل استخراج می‌شود، مد نظر قرار می‌گيرد. به عبارت بهتر، هر کدام از عامل‌های نُه‌گانه‌ي بالا، دارای يك محدوده‌ي مشخص از نمره‌ي تأثير می‌باشند که در جدول ۱۱-۳ ارايه شده‌اند.

اين روش در سال ۱۹۸۲ مورد بررسی مجدد قرار گرفت و برای هر يك از عوامل نُه‌گانه‌ي بالا، فرمولی در نظر گرفته شد تا ارقام بهدست آمده، به واقعیت نزدیک‌تر باشند. روش پسیاک، تا کنون در حوزه‌های آبخیز دز، میناب، زاینده‌رود، کارون، مارون و دماوند مورد استفاده قرار گرفته است و نتایج رضابت‌خشی را به همراه داشته است.

جدول (۱۱-۳): نمره‌ی تأثیر عوامل در روش پسیاک

ردیف	عنوان	نمره‌ی تأثیر	توضیحات	عوامل فرسایش
	خاک	عوامل	و تولید رسوب	خاک
۱	زمین‌شناسی سطحی	۰ تا ۱۰	با استفاده از نقشه‌ی زمین‌شناسی	
۲	خاک	۰ تا ۱۰	برای تعیین نمره‌ی این فاکتور، بهتر است که K محاسبه گردد.	
۳	آب و هوا	۰ تا ۱۰	بر اساس وضعیت و شدت بارندگی در حوزه‌ی آبخیز، نمره‌ی آن تعیین می‌شود.	
۴	روان‌آب	۰ تا ۱۰	نمره‌ی روان‌آب بر اساس گروه‌های هیدرولوژیکی (پتانسیل خاک برای تولید روان‌آب) تعیین می‌گردد. گروه هیدرولوژیکی A دارای کمترین روان‌آب و پایین‌ترین نمره می‌باشد و گروه هیدرولوژیکی D از بیشترین روان‌آب و بالاترین نمره برخوردار است.	
۵	پستی و بلندی	۰ تا ۲۰	اگر شبیح حوزه، بیش از ۳۰ درصد باشد؛ نمره‌ی ۲۰ در نظر گرفته می‌شود. شبیح حوزه‌ی کمتر از ۲۰ درصد، نمره‌ی ۱۰ می‌گیرد و شبیح کمتر از ۱۰ درصد، نمره‌ی صفر به خود اختصاص می‌دهد.	
۶	پوشش زمین	۰ تا ۱۰	+ هر چه پوشش حوزه بهتر باشد؛ نمره‌ی آن کمتر می‌شود.	
۷	کاربری اراضی	۰ تا ۱۰	+ این عامل و همین‌طور عامل ردیف ۶، به علت داشتن نمره‌ی منفی، تأثیر بیشتری در کاهش فرسایش و رسوب دارند.	
۸	وضعیت فعلی فرسایش در سطح حوزه	۰ تا ۲۵	در صورت عدم مشاهده‌ی فرسایش در سطح خاک، نمره‌ی صفر می‌گیرد و در صورتی که بیش از ۵ درصد سطح زمین، در گیر فرسایش شیاری و خندقی باشد؛ نمره‌ی ۲۵ می‌گیرد.	
۹	فرسایش رودخانه‌ای و حمل رسوب	۰ تا ۲۵	+ از عامل فرسایش خندقی موجود در روش سازمان مدیریت اراضی آمریکا (BLM) ^۱ استفاده می‌شود.	

۳-۴-۴-۱) ارزیابی عوامل نه‌گانه‌ی مؤثر در فرسایش و رسوب‌دهی

برای ارزیابی عوامل نه‌گانه‌ی مؤثر در فرسایش و رسوب‌دهی، باید نقشه‌ی یگان‌های سرزمین یا واحدهای کاری (مانند نقشه‌ی اجزای واحد اراضی و یا نقشه‌ی خاک) تهیه شود. با توجه به تعدد و پراکندگی یگان‌های جداسده، باید هر کدام از آن‌ها را به صورت پراکنده، حداقل در سه قسمت مورد ارزیابی قرار داد. به دیگر سخن، برای هر واحد، حداقل باید سه نقطه‌ی

1- Bureau of Land Management; BLM

مشاهداتی داشت. سپس، نمره‌ی ارزیابی عامل‌ها با استفاده از روش پسیاک تعديل‌یافته^۱ در هر کدام از یگان‌های جداشده تعیین می‌گردد و در نهایت، درجه‌ی رسوب‌دهی به‌دست می‌آید. در ادامه، به تشریح و نحوه محاسبه‌ی هر یک از پارامترهای مدل MPSIAC پرداخته می‌شود.

۳-۴-۱-۱) زمین‌شناسی سطحی

برای تعیین عامل زمین‌شناسی سطحی اراضی، از نقشه‌ی زمین‌شناسی استفاده می‌شود. چنان‌چه هر کدام از یگان‌های جداشده، از نظر زمین‌شناسی سطحی یکنواخت باشند؛ مشکلی برای تعیین نمره‌ی زمین‌شناسی وجود ندارد. لیکن اگر در یک یگان، چند نوع ساختار زمین‌شناسی موجود باشد؛ بهتر است که آن یگان را به یگان‌های همگن‌تر بخش نمود و میانگین حسابی عامل‌های زمین‌شناسی سطحی این واحدهای همگن را گزارش کرد. البته می‌توان با توجه به مساحت هر ساختار زمین‌شناسی، یک میانگین وزنی برای ارزیابی نمره‌ی عامل زمین‌شناسی سطحی محاسبه نمود. سپس با استفاده از فرمول زیر و با توجه به جدول ۳-۱۲، نمره‌ی زمین‌شناسی سطحی تعیین می‌شود:

$$Y_1 = X_1$$

که در این فرمول:

X_1 = شاخص فرسایش زمین‌شناسی سطحی است که بر اساس نوع سنگ و سختی آن تعیین می‌گردد.

جدول (۱۲-۳): چگونگی تعیین مقدار X_1 بر مبنای نوع سازند

نمره‌ی کیفی	کم	متوسط	زیاد
نمره‌ی کمی	.	۵	۱۰
مارن و شیل	سنگ‌های با سختی متوسط و سازنده‌ای سخت و فشرده (آذرین)	سنگ‌های دگرگونی	سنگ‌های خردشده یا گج و مارن املاحدار
ساخтар	دولومیت‌ها	هوادیده متوسط	سنگ با درز و شکاف متوسط
زمین‌شناسی	لايهات‌ی خصیم آبرفتی	کنگلومرا	سنگ‌های سخت بهمراه ماسه‌سنگ
سنگ‌های گرانیت‌ها	انواع سنگ‌های ضخیم	سنگ آهک با لایه‌های ضخیم	لايهات‌ی مارن یا شیل

۳-۴-۱-۲) خاک

نخست با استفاده از خصوصیات فیزیکی خاک‌رخ شاهد شامل ساختمان، درصد شن ریز، درصد مواد آلی، درصد شن ۰/۱ تا ۲ میلی‌متر و نفوذپذیری، فرسایش‌پذیری خاک‌ها (K) با استفاده از نموگراف ویشمایر (شکل ۳-۳) تعیین می‌شود. سپس عامل خاک با استفاده از فرمول زیر محاسبه می‌گردد:

$$Y_2 = 16/6X_2$$

$$X_2 = K$$

۳-۴-۱-۳) آب و هوا

آب و هوا نقش اساسی در توسعه‌ی پوشش گیاهی، نوع خاک و مقدار تولید روان‌آب دارد. برای محاسبه‌ی نمره‌ی عامل اقلیم از فرمول استفاده می‌شود:

$$Y_3 = 0/02X_3$$

که در آن:

X_3 = مقدار بارندگی شش ساعته‌ی حوزه با دوره‌ی بازگشت دو سال (بر حسب میلی‌متر) این اطلاعات از جدول‌های اقلیمی یا مطالعات هیدرولوژی منطقه‌ی مطالعاتی به‌دست می‌آیند.

۳-۴-۱-۴-۴ روان آب

روان آب تولیدشده در حوزه‌ی آبخیز، نقش مهمی در ایجاد فرسایش و انتقال رسوب دارد. مقدار و شدت بارندگی در مقدار روان آب و شدت آن و در نتیجه، تخریب خاک و حمل رسوب تأثیر دارد.

پتانسیل تولید روان آب با استفاده از اطلاعات خاکرخ‌ها از قبیل بافت، ساختمان، عمق خاک، لایه‌ی محدود کننده و مقدار سنگریزه در قالب گروه‌های هیدرولوژیکی A، B، C و D (به کتابهای هیدرولوژی مراجعه شود) بررسی می‌گردد و سپس با استفاده از رابطه‌ی زیر محاسبه می‌شود:

$$Y_4 = \cdot / 2 X_4$$

$$X_4 = \cdot / 2 \times (\cdot / 0.3 R + 5 QP) = \cdot / 0.6 R + 10 QP$$

که در آن:

QP =دبی ویژه‌ی بیشینه‌ی سالانه (بر حسب مترمکعب در ثانیه در کیلومترمربع)
مقدار QP ، از تقسیم دبی بیشینه‌ی سیلاب هر واحد به مساحت آن واحد به دست می‌آید.
 R =ارتفاع روان آب سالانه (بر حسب میلی‌متر)

۳-۴-۱-۴-۵ ناهمواری‌ها (پستی و بلندی‌ها)

شیب یک حوزه‌ی آبخیز، رابطه‌ی مهم و پیچیده‌ای با مقدار روان آب و سرعت جریانات سطحی و نیز رطوبت خاک دارد. شیب‌های تندا باعث افزایش سرعت جریان آب و کاهش زمان تمرکز^۱ حوزه می‌گردند. ظرفیت نفوذ خاک، تحت تأثیر شیب منطقه می‌باشد و با افزایش شیب، میزان آب کمتری در داخل خاک نفوذ می‌کند و سبب افزایش فرسایش می‌شود.
برای محاسبه‌ی نمره‌ی ناهمواری‌ها از فرمول زیر استفاده می‌شود:

$$Y_5 = \cdot / 33 X_5$$

که در آن:

X_5 =مقدار شیب متوسط در هر کدام از واحدهای جداسده (بر حسب درصد)
مقدار X_5 ، با استفاده از نقشه‌ی شیب و یا بازدیدهای صحرایی تعیین می‌شود.

۳-۴-۱-۶) پوشش زمین

منظور از پوشش زمین، هرگونه پوششی است که خاک را در مقابل عوامل فرسایندهی قطره‌های باران و روان‌آب سطحی محافظت می‌نماید که می‌تواند شامل پوشش گیاهی، لاسبرگ سطحی و پوشش سنگی ریز و درشت باشد.

یک پوشش مناسب، انرژی جنبشی قطره‌های باران را کاهش می‌دهد و باعث نفوذ روان‌آب سطحی می‌گردد. پوشش زمین در هر کدام از واحدها در قسمت‌های مختلف منطقه برآورد می‌شود و با استفاده از فرمول زیر، نمره‌ی پوشش تعیین می‌گردد:

$$Y_6 = \frac{0}{2} X_6$$

که در آن:

$$X_6 = \text{درصد زمین لخت}$$

۳-۴-۱-۷) کاربری سرزمین

نوع استفاده از زمین، نقش اساسی در تولید فرسایش و رسوب دارد. استفاده از اراضی، بدون توجه به قابلیت و استعداد آن‌ها موجب فرسایش خاک می‌شود. در صحرا درصد تاج پوشش گیاهی یا پوشش تاجی در هر یک از واحدها تعیین می‌گردد. البته از نتایج مطالعات پوشش گیاهی نیز می‌توان استفاده کرد. سپس با استفاده از فرمول زیر، نمره‌ی کاربری سرزمین تعیین می‌گردد:

$$Y_7 = \frac{20 - 0}{2} X_7$$

که در آن:

$$X_7 = \text{درصد تاج پوشش گیاهی}$$

۳-۴-۱-۸) فرسایش مناطق بالادست

این نوع فرسایش، بیشتر بر روی اراضی شیبدار صورت می‌گیرد و در حقیقت، وضعیت کنونی فرسایش خاک را نشان می‌دهد. برای تعیین نمره‌ی این عامل از فرمول زیر استفاده می‌شود:

$$Y_8 = \frac{0}{25} X_8$$

که در آن:

w w w . P n u N e w s . c o m

حافظت آب و خاک تكميلی / ۸۰

$$X_8 = \text{عامل سطحی}$$

برای تعیین عامل سطحی، از روش سازمان مدیریت اراضی آمریکا (BLM) استفاده می‌شود (به بخش ۳-۴-۵ مراجعه نمایید).

۹-۱-۴-۴-۳ فرسایش رودخانه‌ای

در این عامل، خندق‌ها از نظر تعداد و اندازه مهم هستند و خطر آن‌ها در ایجاد فرسایش بررسی می‌شود. بهمنظور ارزیابی این عامل، از نمره‌هایی که برای خندق‌ها در بررسی عامل سطحی خاک توسط روش BLM بدست می‌آیند، استفاده می‌شود:

$$Y_9 = 1/67X_9$$

که در آن:

$X_9 = \text{نمره‌ی پایانی برای فرسایش خندقی در روش BLM}$ (به بخش ۳-۴-۵ مراجعه نمایید).

پس از تعیین عامل‌های نُهگانه در هر یک از واحدهای تعیین‌شده، مجموع آن‌ها نشان‌دهنده‌ی میزان فرسایش و رسوب در هر واحد خواهد بود که با توجه به جدول ۳-۱۳، کلاس فرسایشی خاک و میزان تولید رسوب سالانه‌ی آن به‌دست می‌آید.

جدول (۳-۱۳): تعیین میزان فرسایش و رسوب در هر واحد بر اساس جمع عاملهای نه‌گانه

فراخواست	فرسایش	فرسایش	طبقه‌بندی کیفی	جمع عاملهای نه‌گانه	تولید رسوب سالانه	ton/Km ²
V	خیلی زیاد	>۱۰۰	>۱۴۵۰	>۲۵۰۰		
IV	زیاد	۷۵ - ۱۰۰	۴۵۰ - ۱۴۵۰	۱۵۰۰ - ۲۵۰۰		
III	متوسط	۵۰ - ۷۵	۲۵۰ - ۴۵۰	۵۰۰ - ۱۵۰۰		
II	کم	۲۵ - ۵۰	۹۵ - ۲۵۰	۲۰۰ - ۵۰۰		
I	خیلی کم	۰ - ۲۵	<۹۵	<۲۰۰		

۳-۴-۴-۲) محاسبه و تعیین میزان فرسایش و رسوب

به منظور دقت بیشتر برای محاسبه‌ی میزان فرسایش و رسوب، ابتدا میزان رسوب از فرمول

زیر محاسبه می‌گردد:

$$Q_S = 38/77 e^{-0.253 R}$$

که در این فرمول:

Q_S = میزان رسوب (بر حسب مترمکعب در کیلومترمربع در سال)

$e =$ عدد ثابت ۲/۷۱۸

R = درجه‌ی رسوب‌دهی (به عبارت دیگر، مجموع عاملهای نه‌گانه)

پس از محاسبه‌ی رسوب ویژه در یک حوزه یا واحد کاری توسط فرمول بالا، برای به دست

آوردن فرسایش ویژه در آن حوزه از رابطه‌ی زیر استفاده می‌گردد:

$$E = \frac{Q_S}{SDR}$$

که در آن:

E = مقدار فرسایش ویژه‌ی حوزه

SDR = نسبت تحويل رسوب

نسبت تحويل رسوب (SDR)، بخشی از مواد فرسایش‌یافته است که به صورت رسوب در

می‌آید و به عوامل زیر بستگی دارد:

۱) مساحت حوزه‌ی آبخیز: هر چه مساحت حوزه‌ی آبخیز بیشتر باشد، SDR کمتر

می‌شود.

(۲) شيب: هر چه شيب متوسط حوزه‌ي آبخيز بيشتر باشد، SDR بيشتر می‌شود.

(۳) بافت یا نوع خاک: بافت‌های ریز و بافت‌های سیلتی، SDR را زیاد می‌کنند و در مقابل، بافت‌های شنی، SDR آن‌ها کمتر است. بافت خاک در حوزه‌های کوچک، بيشتر تأثیر خود را نشان می‌دهد.

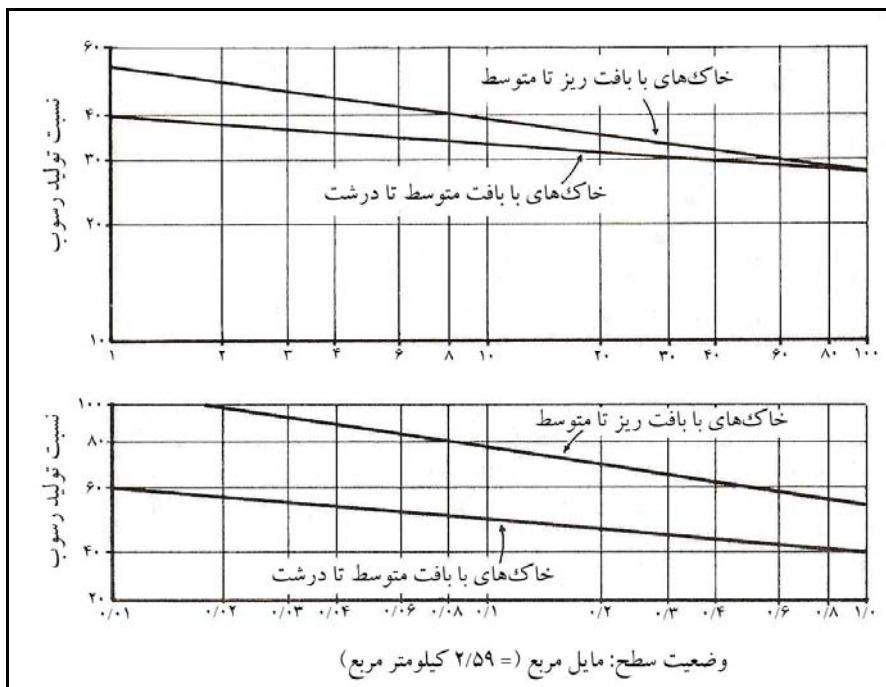
مقدار نسبت تحويل رسوب (SDR) را توسط فرمول یا نموگراف می‌توان محاسبه نمود.
فرمول زیر، نشانگر چگونگی محاسبه‌ی این ویژگی می‌باشد:

$$\log SDR = 1/9384 - 0/14191 \log A$$

که در آن:

A = سطح حوزه‌ي آبخيز (بر حسب کیلومترمربع)

توجه داشته باشید که مقدار SDR محاسبه‌شده از فرمول بالا، بر حسب درصد خواهد بود.
همچنین، از طریق مدل BLM می‌توان نسبت تحويل رسوب را محاسبه نمود که در این مدل، نسبت تحويل رسوب با RU نشان داده شده است. بعلاوه، توسط نموگراف ارایه شده در شکل ۳-۵ و با در اختیار داشتن بافت خاک و سطح حوزه می‌توان نسبت تحويل رسوب را تعیین کرد.



شکل (۵-۳): چگونگی محاسبه نسبت تحویل رسوب یک حوزه

مثال ۱۳: مقدار هدرفت خاک را در زیرحوزه "الف" (شکل ۳-۳) با روش پسیاک تعیین کنید.
حل:
بر اساس اطلاعات موجود در جدول‌های ۳-۳ و ۴-۳ و نیز شرح زیرحوزه مربوطه، ابتدا باید مانند جدول ۱۴-۳، عامل‌های نه‌گانه را محاسبه نمود.

حافظت آب و خاک تكميلی/۸۴

جدول (۱۴-۳): چگونگی محاسبه‌ی عامل‌های نه‌گانه‌ی مدل پسیاک برای مثال ۱۳

ردیف	عوامل فرسایش خاک و تولید رسوب	توضیحات (مقادیر X)	چگونگی محاسبه‌ی Y	Y
۱	زمین‌شناسی سطحی	کنگلومرا و سنگ آهک	۵	۵
۲	خاک	$K = ۰/۰۲۷$	$۰/۴۵$	$(۱۶/۶ \times ۰/۰۲۷)$
۳	آب و هوا	۶ میلی‌متر	$۱/۲$	$(۰/۲ \times ۶)$
۴	روان آب	$Q_p = (۷ \div ۱۱/۱۵) = ۰/۶۳$ $R = ۴$ میلی‌متر در ۱۱۱۵ ساعت و	$۶/۳۲$	$(۰/۰۰۶ \times ۴) + (۱۰ \times ۰/۶۳)$
۵	پستی و بلندی	۱۸	$۵/۹۴$	$(۰/۱۳ \times ۱۸)$
۶	پوشش زمین	درصد زمین لخت = ۳۰ درصد $(۸۰ \times ۰/۴۰) + (۴۰ \times ۰/۶۰)$	۶	$(۰/۲ \times ۳۰)$
۷	استفاده از زمین	(میانگین وزنی با توجه به درصد تاج پوشش و درصد کاربری اراضی)	$۷/۲$	$۲۰ - (۰/۲ \times ۶۴)$
۸	وضعیت فعلی فرسایش	مقدار کمی فرسایش شیاری = نمره‌ی ۵ (با توجه به جدول ۱۵-۳)	$۱/۲۵$	$(۰/۲۵ \times ۵)$
۹	در سطح حوزه	فرسایش رودخانه‌ای و گاهی فرسایش خندقی پایدار = نمره‌ی ۱ (با توجه به جدول ۱۵-۳)	$۱/۶۷$	$(۱/۶۷ \times ۱)$
جمع کل				
$۳۵/۰/۳$				

با توجه به مجموع اعداد به دست آمده (۳۵/۰/۳) و بر مبنای جدول ۱۳-۳، طبقه‌ی فرسایش II یا کم خواهد بود. همچنین، مقدار رسوب، برابر است با:

$$QS = ۳۸/۷۷ \times e^{(۰/۰-۳۵۳ \times ۳۵/۰/۳)} = ۱۳۳/۵$$

با توجه به چگالی ظاهری خاک در این زیرحوزه ($۱/۴ \text{ g cm}^{-۳}$)، می‌توان نوشت:

$$(تن در هکتار در سال) = ۱/۳۳/۵ \div ۱۰۰ \times ۱/۴ = ۱/۸۷$$

با توجه به مساحت زیرحوزه (۱۱۱۵ ha)، مقدار نسبت تحويل رسوب، مساوی خواهد بود با:

$$\log SDR = ۱/۹۳۸۴ - ۰/۱۴۹۱ \times \log ۱۱/۱۵ = ۱/۷۸۲$$

$$SDR = ۶۰/۵ \quad (\text{درصد})$$

بنابراین، مقدار فرسایش این زیرحوزه، برابر است با:

$$E = ۱۳۳/۵ \div ۰/۶۰۵ = ۲۲۰/۶۶$$

که با توجه به چگالی ظاهری خاک زیر حوزه‌ی مزبور، می‌توان نوشت:

$$E = \frac{220/66}{100} \times \frac{1}{4} = 3/0.9$$

۳-۴-۴-۳) محسن روش پسیاک تعدیل یافته

- (۱) مهم‌ترین عوامل مؤثر بر فرسایش خاک را مورد بررسی قرار می‌دهد.
- (۲) در این روش به سامانه‌های مختلف، توجه بیشتری شده است و اغلب عوامل مورد مطالعه در ارتباط مستقیم با فرسایش می‌باشند.
- (۳) با توجه به قدمت روش مزبور و همچنین بررسی‌های زیادی که در کشورهای مختلف انجام گرفته‌اند، با این روش می‌توان میزان تولید رسوب را نزدیک به واقعیت تخمین زد. در صورتی که در روش‌های دیگر، امکان چنین موضوعی وجود ندارد.
- (۴) با این روش می‌توان میزان رسوب و فرسایش را به صورت کیفی و کمی به دست آورد.
- (۵) برآورد حجم کل رسوب سالانه در هر واحد کاری و در نهایت، در یک حوزه‌ی آبخیز، امکان پذیر می‌باشد.
- (۶) امکان بررسی انواع مختلف فرسایش در یک حوزه‌ی آبخیز وجود دارد.
- (۷) در کارهای پژوهشی با این روش می‌توان از روش‌های آماری نیز استفاده نمود.
- (۸) بررسی‌های انجام شده نشان می‌دهند که موقعی روش پسیاک نتایج قابل قبول‌تری را در دسترس قرار می‌دهد که ابتدا با استفاده روش ژئومرفولوژی، واحدهای کاری یا یگان‌های مختلف منطقه جداسازی شوند و سپس، در هر کدام از آن‌ها به برآورد میزان فرسایش و رسوب اقدام گردد.

۴-۴-۴-۳) معایب روش پسیاک تعدیل یافته

- (۱) در روش تجدیدنظر شده‌ی پسیاک، به عامل خاک، ارزش بیشتری داده شده است. بنابراین، جنبه‌های کشاورزی این مدل، نسبت به دیگر کاربری‌ها، پُررنگ‌تر می‌باشند.
- (۲) از میان عوامل ناهمواری مختلف، تنها به شبیه متوسط حوزه، در این روش توجه شده است.
- (۳) فرسایش رودخانه‌ای، به عنوان یک عامل مؤثر به کار گرفته شده است؛ در حالی که ممکن است در مناطق مختلف، سامانه‌های فرسایشی، متفاوت باشند.

(۴) دامنه‌ی زیاد نمرات عوامل نه‌گانه‌ی گفته شده برای این روش، موجب بروز برخی از مشکلات برای کارشناسان در فرایند تصمیم‌گیری می‌شود.

۳-۴-۵) روش سازمان مدیریت اراضی آمریکا (BLM)

روش BLM بر اساس ارزیابی هفت عامل مؤثر بر فرسایش خاک و دادن امتیازی بین صفر تا ۱۵ (بر حسب میزان تأثیر آن‌ها در فرسایش) به هر کدام از این عوامل، پایه‌ریزی شده است که جدول ۳-۱۵، بیانگر نحوه‌ی امتیازدهی به این عامل‌های هفت‌گانه می‌باشد.

هرچند که در این روش، ارزیابی‌ها به صورت کمی انجام می‌شوند؛ ولی نتایج نهایی، به صورت کیفی ارایه می‌گردند. در نتیجه، مدل BLM، یک روشی کیفی برای ارزیابی وضعیت فرسایش خاک محسوب می‌گردد.

سازمان مدیریت اراضی آمریکا، وضعیت فرسایش را بر مبنای مجموع نمرات عوامل هفت-گانه‌ی مزبور، در جدولی همانند جدول ۳-۱۶ ارایه داده است. ارقام این جدول، نشانگر وضعیت فرسایش هر یک از واحدهای هیدرولوژیک یا زیرحوزه‌های فرعی یک حوزه‌ی آبخیز می‌باشند.

جدول (۳-۱۵): نحوه امتیازدهی هفت عامل مورد نیاز مدل BLM

شرح حدود امتیاز	وضعیت ظاهری
۰ تا ۳	حرکت قابل ملاحظه‌ای دیده نمی‌شود.
۴ تا ۵	حرکت مختصر ذرات خاک، قابل درک است.
۶ تا ۸	حرکت متوسط ذرات خاک، قابل مشاهده است. تعداد کمی تراس با ارتفاع کمتر از ۲/۵ سانتی‌متر تشکیل شده‌اند.
۹ تا ۱۱	آثار تجمع خاک و ذرات مختلف در مقابل موائع کوچک مشهود می‌باشد که با هر روان آب، این عمل اتفاق می‌افتد.
۱۲ تا ۱۴	خاک زیرین در بیشتر مناطق ظاهر می‌گردد و به وضوح دیده می‌شود. تپه‌های شنی و فرسایش بادی هم دیده می‌شود.
۰ تا ۳	تجمع بقایای گیاهی در یک منطقه دیده می‌شود.
۴ تا ۶	بقایای گیاهی، دارای حرکت کمی می‌باشند.
۷ تا ۸	حرکت متوسط لاشبرگ آشکار است و در مقابل موائع، رسوب کرده است.
۹ تا ۱۱	حرکت زیاد لاشبرگ آشکار است و مقدار زیادی در مقابل موائع، رسوب کرده است.
۱۲ تا ۱۴	لاشبرگ سطحی، خیلی کم است.
۰ تا ۲	حضور سنگ و سنگریزه به خوبی توسعه یافته و به صورت یکسان پراکنده است.
۳ تا ۵	حضور سنگ و سنگریزه به صورت لکه‌لکه و پراکنده است.
۶ تا ۸	مقداری سنگ کوچک و بزرگ با پراکنش خیلی ضعیف وجود دارد.
۹ تا ۱۱	سنگ و سنگریزه‌ها به صورت سطوح منفرد هستند و حرکت کمی را نشان می‌دهند.
۱۲ تا ۱۴	سنگ و سنگریزه‌ها به میزان زیاد وجود دارند؛ اما به وسیله‌ی شیارها و خندق‌ها از هم جدا شده‌اند.
۰ تا ۳	شواهد قابل ملاحظه‌ای دیده نمی‌شود (بدون فرسایش ستونی یا پاسنگی).
۴ تا ۶	در مسیرهای جریان، فرسایش ستونی به میزان کم وجود دارد.
۷ تا ۹	وجود سنگ‌های کوچک و گیاهان در شبکه‌ی جریان مشهود است.
۱۰ تا ۱۲	سنگ‌های کوچک و گیاهان به صورت برجستگی‌ها در آمداند و به طور عمده، ریشه‌ی گیاهان دیده می‌شود.
۱۳ تا ۱۴	گسترش خیلی زیاد سنگ‌ها و گیاهان به صورت تحکیم‌یافته، مشاهده می‌گردد.

ادامه‌ی جدول (۳-۱۵):

شرح حدود امتیاز	وضعیت ظاهری
۰ تا ۳	شیارها در سطح زمین بر اثر فرسایش آبی دیده نمی‌شوند.
۴ تا ۶	شیارهایی در سطح زمین مشهود هستند؛ ولی این شیارها عمقی کمتر از ۱/۵ سانتی‌متر دارند و فواصل بین آن‌ها بیش از ۳ متر است.
۷ تا ۹	شیارهایی با عمق ۱/۵ تا ۱۵ سانتی‌متر در سطح خاک به فواصل حدود ۳ متر از یکدیگر دیده می‌شوند.
۱۰ تا ۱۲	شیارهایی با عمق ۱/۵ تا ۱۵ سانتی‌متر در سطح خاک دیده می‌شوند که فواصل بین آن‌ها ۱/۵ تا ۳ متر است.
۱۳ تا ۱۴	شیارهایی با عمق ۷/۵ تا ۱۵ سانتی‌متر با فاصله‌ی کمتر از ۱/۵ متر در سطح خاک دیده می‌شوند.
۰ تا ۳	کمتر آبراهه‌ای در سطح زمین دیده می‌شود.
۴ تا ۶	مواد بر جای مانده در کف آبراهه تا حدودی مشهود می‌باشند.
۷ تا ۹	ذرات موجود در کف آبراهه، به ترتیب اندازه تنهشین شده‌اند.
۱۰ تا ۱۲	در کف آبراهه، ذرات سیلت، شن و مواد کوه‌رفته دیده می‌شوند.
۱۳ تا ۱۵	تراکم آبراهه‌ها در سطح زمین زیاد است و اراضی غیر قابل کشت در محل تنهشست مواد کوه‌رفته به چشم می‌خورند.
۰ تا ۳	ممکن است که در شرایط پایداری باشند و پوشش گیاهی در کف آبراهه و شبیه‌های جانبی مستقر باشد.
۴ تا ۶	تعدادی خندق با فرسایش بستر و شبیه کناری کم دیده می‌شوند و مقداری پوشش گیاهی روی شبیه‌ها وجود دارد.
۷ تا ۹	تعدادی از خندق‌ها کاملاً توسعه‌یافته می‌باشند و در کمتر از ۱۰ درصد طول آن‌ها، فرسایش فعال وجود دارد.
۱۰ تا ۱۲	خندق‌ها به تعداد زیاد مشاهده می‌شوند و در ۱۰ تا ۵۰ درصد طول آن‌ها، فعالیت فرسایشی وجود دارد.
۱۳ تا ۱۵	خندق‌ها بیشتر مناطق را پوشانده‌اند و در بیش از ۵۰ درصد طول آن‌ها، فرسایش فعال وجود دارد.

* این نمرات برای عامل‌های هشتم و نهم در مدل پسیاک نیز استفاده می‌شوند.

جدول (۳-۱۶): وضعیت فرسایش بر مبنای جمع نمرات عوامل هفتگانه

وضعیت فرسایش	جمع نمرات عوامل هفتگانه
خیلی کم	۰ تا ۲۰
کم	۲۱ تا ۴۰
متوسط	۴۱ تا ۶۰
زیاد	۶۱ تا ۸۰
خیلی زیاد	۸۱ تا ۱۰۰

۳-۴-۶) **EPM** مدل

این روش با استفاده از اطلاعات پلاتهای فرسایشی و اندازه‌گیری رسوب در طول چهل سال آزمایش در کشور یوگسلاوی به دست آمده است و برای اولین بار در سال ۱۹۸۸ توسط گاوریلوفیچ^۲ ارایه شد. با این مدل، ضمن تعیین شدت فرسایش، می‌توان میزان حمل رسوب در رودخانه‌ها را برآورد نمود و در رودخانه‌هایی که قادر آمار هیدرومتری و رسوب‌سنگی هستند، کاربرد مناسبی دارد.

به طور کلی، از روش EPM برای تعیین سه مورد زیر استفاده می‌شود:

(۱) تعیین شدت فرسایش و فرسایش ویژه

(۲) تعیین ضریب رسوب‌دهی

(۳) تعیین دبی رسوب ویژه و دبی رسوب کل

۳-۴-۶-۱) محاسبه شدت فرسایش

در تعیین شدت فرسایش خاک، چهار عامل ضریب حساسیت خاک به فرسایش (Y)، ضریب کاربری اراضی (X_a)، ضریب فرسایش (Ψ) و شیب متوسط حوزه‌ی آبخیز (I) مورد استفاده قرار می‌گیرند. نمره‌ی هر یک از این عامل‌ها (به استثنای مقدار I، به ترتیب از

1- Erosion Potential Method

2- Gavrilovic

حافظت آب و خاک تكميلی / ۹۰

جدول‌های ۱۷-۳ تا ۱۹-۳ به دست می‌آید و پس از تعیین چهار عامل مزبور، با استفاده از رابطه‌ی زیر، شدت فرسایش (Z) محاسبه می‌شود:

$$Z = Y \cdot X_a (\psi + I^{1/4})$$

توجه داشته باشید که مقدار عامل I را می‌توانید از طریق نقشه‌ی شب منطقه و یا بازدید صحرایی تعیین نمایید.

جدول (۱۷-۳): مقادیر ضریب حساسیت سنگ و خاک به فرسایش (Y)

ردیف	شرایط سنگ‌شناسی و خاک‌شناسی	مقادیر میانگین
۱	ماسه، سنگ‌ریزه و شبیست	۲/۰
۲	لس، توف، خاک شور و خاک استپی	۱/۶
۳	سنگ آهک هوادیده و مارن	۱/۲
۴	ماسه‌سنگ قرمز، سرپانتین و رسوبات فلیشی	۱/۱
۵	پدزول، پاراپدزول، شبیست خردشده، میکاشیست و گنیس	۱/۰
۶	سنگ آهک سخت، لاشبرگ، خاک‌های هوموسی و سیلیکات‌دار	۰/۹
۷	خاک‌های جنگلی قهوه‌ای و خاک‌های کوهستانی	۰/۸
۸	خاک‌های باتلاقی و هیدرومورف سیاه یا خاکستری نیره	۰/۶
۹	چرنوزم و رسوبات آبرفتی با بافت خوب	۰/۵
۱۰	سنگ‌های آذرین سخت	۰/۲۵

۹۱/ فصل سوم؛ مدل سازی فرآیند فرسایش خاک

جدول (۱۸-۳): مقادیر ضریب کاربری اراضی (Xa)

ردیف	شرایط استفاده از زمین	مقادیر میانگین
۱	اراضی غیرقابل کشت (هزاردره) ^۱	۱
۲	اراضی تپه‌ماهوری شخم‌خورده برای زراعت	۰/۹
۳	باغ‌های میوه، تاکستان‌های بدون پوشش گیاهی مرتعی	۰/۸
۴	کشتزارهای شخم‌خورده بر روی خطوط تراز	۰/۷
۵	جنگل‌های مخروبه و فرسایش‌یافته و بوته‌زارهای ایجادشده بر روی خاک‌های فرسوده	۰/۶
۶	مرانع کوهستانی خشک	۰/۵
۷	مزارع دائمی و یونجه‌زارها	۰/۴
۸	مزارع زهکشی‌شده و پوشیده از علف	۰/۳
۹	جنگل‌های خوب بر روی شیب‌های تندر	۰/۲
۱۰	جنگل‌های خوب بر روی شیب‌های ملایم	۰/۱

جدول (۱۹-۳): مقادیر ضریب فرسایش منطقه (Ψ)

ردیف	شرایط فرسایش حوزه‌ی آبخیز	مقادیر میانگین
۱	منطقه، دارای خندق‌های زیاد و فرسایش شدید می‌باشد.	۱/۰
۲	در حدود ۸۰ درصد منطقه، دارای فرسایش خندقی و شیاری می‌باشد.	۰/۹
۳	در حدود ۵۰ درصد منطقه، دارای فرسایش خندقی و شیاری می‌باشد.	۰/۸
۴	کل منطقه، دارای فرسایش سطحی، رسوبات و واریزه‌ها است و به مقدار کم، دارای فرسایش کارستی، شیاری و خندقی می‌باشد.	۰/۷
۵	کل منطقه، دارای فرسایش سطحی است؛ ولی بدون آثار فرسایش عمیق (مانند خندق‌ها، شیارها، واریزه‌ها و غیره) می‌باشد.	۰/۶
۶	۵۰ درصد منطقه، دارای فرسایش سطحی و بقیه‌ی آن، بدون فرسایش است.	۰/۵
۷	۲۰ درصد منطقه، دارای فرسایش سطحی و بقیه‌ی آن، بدون فرسایش است.	۰/۴
۸	سطح زمین، فاقد فرسایش قابل مشاهده است؛ ولی در کنار رودخانه‌ها، واریزه و لغزش مشاهده می‌شود.	۰/۳
۹	سطح زمین، فاقد فرسایش قابل مشاهده است؛ ولی دارای پوشش زراعی است.	۰/۲
۱۰	سطح زمین، فاقد فرسایش قابل مشاهده است؛ ولی اغلب، زیر پوشش جنگل و گیاهان دائمی است.	۰/۱

پس از محاسبه‌ی Z با استفاده از جدول ۳-۲۰، طبقه‌بندی کیفی فرسایش انجام می‌شود.

جدول (۳-۲۰): طبقه‌بندی کیفی فرسایش در روش EPM

طبقه‌بندی فرسایش	شدت فرسایش	مقادیر حد Z	مقادیر متوسط	Z
I	خیلی شدید	$1 < Z$	$1/25$	
II	شدید	$0.71 < Z < 1$	0.85	
III	متوسط	$0.41 < Z < 0.7$	0.55	
IV	کم	$0.2 < Z < 0.4$	0.30	
V	خیلی کم	$Z < 0.19$	0.10	

لازم به ذکر است که برای محاسبه‌ی Z ، علاوه‌بر فرمول بالا، نموداری که بر اساس همان فرمول تهیه شده است نیز وجود دارد، لیکن روش فرمول راحت‌تر است.

۴-۶-۲) محاسبه‌ی فرسایش ویژه

فرسایش ویژه یا مقدار فرسایش یک حوزه‌ی آبخیز در واحد سطح در طول یک‌سال، از رابطه‌ی زیر به‌دست می‌آید:

$$W_{SP} = T \cdot H \cdot \pi \cdot Z^{1/5}$$

که در آن:

W_{SP} = مقدار فرسایش (بر حسب مترمکعب در کیلومترمربع در سال)

T = ضریب درجه حرارت که از رابطه‌ی زیر به‌دست می‌آید:

$$T = \left[\left(\frac{t}{10} \right) + 0.1 \right]^{0.5}$$

که در این فرمول، t بیانگر متوسط درجه حرارت سالانه‌ی حوزه (بر حسب درجه‌ی سلسیوس) می‌باشد.

H = متوسط بارندگی سالانه‌ی حوزه (بر حسب میلی‌متر)

π = عدد پی (3.142)

Z = شدت فرسایش

مثال ۱۴:

مقدار فرسایش برای زیرحوزه "الف" (شکل ۳-۳)، بر اساس روش EPM چقدر است؟
حل:

چون زمین‌شناسی سطحی این زیرحوزه، از نوع کنگلومرا و سنگ آهک می‌باشد؛ مقدار Y، مساوی با ۰/۹ فرض شده است. برای محاسبه ضریب کاربری اراضی، باید میانگین وزنی گرفت. در نتیجه:

$$Xa = (0/5 \times 0/4) + (0/7 \times 0/6) = 0/62$$

مقدار Ψ را می‌توان ۰/۷ در نظر گرفت. نظر به اینکه شب این زیرحوزه، برابر ۱۸ درصد (جدول ۳-۳) می‌باشد؛ بنابراین، شدت فرسایش از طریق فرمول زیر قابل محاسبه خواهد بود:

$$Z = 0/9 \times (0/7 + 0/18) = 0/63$$

با توجه به بارش سالانه‌ی این زیرحوزه (۳۰۱ میلی‌متر) و متوسط دمای سالانه‌ی آن (۱۸ درجه‌ی سلسیوس)، مقدار فرسایش برابر خواهد بود با:
 $W_{SP} = (1/8 + 0/1) \times 0/63^{1/5} \times 301 \times 3/142 \times 0/62 = 652/6$
 با توجه به چگالی ظاهری خاک زیرحوزه مذبور ($1/4 \text{ g cm}^{-3}$)، این مقدار، برابر با ۹/۱۴ (تن در هکتار در سال) خواهد بود.

لازم به ذکر است که به‌طور معمول، مدل‌های مختلف، جواب‌های متفاوتی به‌دست می‌دهند. در این مثال، فرسایش محاسبه شده، تقریباً با روش جهانی نزدیک است؛ ولی با روش پسیاک تفاوت دارد. بر همین اساس، گفته می‌شود که برای هر منطقه‌ای، باید از مدل خاص همان منطقه استفاده نمود و این‌طور نیست که یک مدل، برای تمامی شرایط پاسخگو باشد.

۳-۶-۴) تعیین ضریب رسوب‌دهی حوزه

با توجه به اینکه در جهان واقعی، مقداری از خاک فرسایش یافته، در نقطه‌ی دیگری از حوزه رسوب می‌نماید؛ به‌طور معمول، مقدار رسوبی که در محل خروجی رودخانه اندازه‌گیری می‌شود از خاک فرسایش یافته در سطح حوزه‌ی آبخیز کمتر است. به همین دلیل، تعیین ضریب رسوب‌دهی حوزه‌ی آبخیز (RU) ضرورت دارد:

$$RU = \frac{(P.H)^{0/5}}{(L+10)}$$

حافظت آب و خاک تكميلی/۹۴

که در فرمول بالا:

$P =$ محیط حوزه‌ی آبخیز (بر حسب کیلومتر)

$L =$ طول حوزه‌ی آبخیز (بر حسب کیلومتر)

در واقع، منظور از L ، بلندترین طول حوزه یا طول آبراهه‌ی اصلی آن می‌باشد.

$H =$ عاملی که از طریق فرمول زیر به دست می‌آید:

$$H = H_{av} - H_o$$

که در این فرمول:

H_{av} = ارتفاع متوسط حوزه‌ی آبخیز (بر حسب کیلومتر)

H_o = ارتفاع نقطه‌ی خروجی رودخانه‌ی اصلی حوزه (بر حسب کیلومتر)

: مثال ۱۵

اگر ارتفاع متوسط زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳)، برابر با ۲۵۳۶ متر باشد و ارتفاع نقطه‌ی خروجی رودخانه‌ی اصلی این زیرحوزه، ۲۰۰۰ متر باشد؛ مقدار RU را به دست آورید.

حل:

با توجه به اطلاعات موجود در جدول ۳-۳، محیط این زیرحوزه، $13/6$ کیلومتر است و طول آبراهه‌ی اصلی آن، $4613 = (4613 + 1890) / 2723$ متر می‌باشد. در نتیجه:

$$H = 2/536 - 2 = 0/536$$

$$RU = (13/6 \times 0/536) ^{1/5} / (4/613 + 10) = 0/185$$

۴-۶-۴) محاسبه‌ی دبی رسوب ویژه و دبی رسوب کل

برای محاسبه‌ی دبی رسوب ویژه، باید مقدار فرسایش ویژه را در ضریب رسوب‌دهی ضرب نمود، یعنی:

$$G_{SP} = RU \cdot W_{SP}$$

که در این فرمول:

G_{SP} = دبی رسوب ویژه (بر حسب مترمکعب در کیلومترمربع در سال)

W_{SP} = مقدار فرسایش ویژه (بر حسب مترمکعب در کیلومترمربع در سال)

RU = ضریب رسوب‌دهی حوزه‌ی آبخیز (که همان SDR روش پسیاک می‌باشد)

برای محاسبه‌ی دبی رسوب کل، باید دبی رسوب ویژه را در مساحت کل حوزه‌ی آبخیز

w w w . P n u N e w s . c o m

ضرب نمود. به عبارت دیگر:

$$G_S = A \cdot G_{SP}$$

که در آن:

G_S = دبی رسو ب کل حوزه (بر حسب مترمکعب در سال)

A = مساحت حوزه‌ی آبخیز (بر حسب کیلومترمربع)

بدیهی است که برای محاسبه‌ی دبی رسو ب کل بر حسب تن در سال، می‌بایست G_S را در وزن مخصوص ظاهری خاک حوزه ضرب نمود.

مدل EPM در ایران در حوزه‌های آبخیز الموت، رود قزوین، اوزون دره و چند حوزه‌ی دیگر به کار گرفته شده است.

مثال ۱۶:

دبی کل رسو ب را برای زیرحوزه‌ی "الف" (شکل ۳-۳)، به دست آورید.

حل:

با توجه به اینکه $W_{SP} = 652/6$ (مثال ۱۴)، $RU = 0/185$ (مثال ۱۵) و $A = 1115 \text{ ha}$ می‌باشد؛ بنابراین:

$$\text{مترمکعب در کیلومترمربع در سال} = 0/185 \times 652/6 = 120/7$$

$$G_S = 11/15 \times 120/7 = 1345/8$$

۴-۶-۵) محسن روش EPM

۱) فاکتورهای مورد استفاده در این روش، محدود می‌باشند و به آسانی می‌توان آن‌ها را ارزیابی کرد.

۲) فاکتورهای مورد استفاده در این روش، از عوامل مؤثر بر فرسایش محسوب می‌شوند.

۳) با این روش می‌توان فرسایش را به صورت کمی و کیفی بررسی نمود.

۴) نقشه‌ی فرسایش خاک حوزه‌ی آبخیز را با این روش می‌توان به سهولت تهیه نمود.

۵) برآورد اولیه‌ی میزان رسو ب‌گذاری در پشت سدهای مخزنی، از طریق این مدل امکان-پذیر است.

۶) با به کار گیری این روش، امکان تخمین میزان حمل رسو ب در رودخانه‌هایی که فاقد آمار هیدرومتری و رسو ب می‌باشند، وجود خواهد داشت.

w w w . P n u N e w s . c o m

EPM -۴-۶-۶) معايب روش

- ۱) در اين روش برای محاسبه فرسايش، چهار عامل دخالت داده شده‌اند؛ بنابراین عوامل ديگري که در فرسايش دخالت دارند، تأثير داده نشده‌اند.
- ۲) اعداد داده شده برای Ψ را نمي‌توان به‌طور قطعی در ايران به‌كار برد. بنابراین، بهتر است که بر حسب مناطق اکولوژيک، اعداد قابل قبولی به‌دست آورد.
- ۳) مقادير X_a را نيز نمي‌توان به‌طور كامل با شرایط ايران تطبیق داد. بنابراین، لازم است که بر حسب مناطق اکولوژيک و چگونگي بهره‌برداری از زمين، ضرایب جدييد تدوين شوند.
- ۴) مقادير Y نيز که مهم‌تر از ضرایب ديگر هستند، داراي اشكالات فراوان می‌باشند. به عنوان مثال، سنگریزه و شیست، دارای ميانگين عددی ۲ هستند؛ در صورتی که به مارن (که حساسیت بالاتری به فرسایش دارد)، ميانگین عددی $1/2$ اختصاص داده شده است (جدول ۳-۱۷). البته پیشنهاد می‌گردد که مقدار اين ضریب برای مارن، همان عدد ۲ در نظر گرفته شود.
- ۵) در حوزه‌هایی که متوسط درجه حرارت سالانه‌ی آن‌ها کمتر از منفی یک درجه سلسیوس (-1°C) باشد؛ مقدار T منفی می‌شود و چون نمي‌توان از عدد منفی جذر گرفت؛ بنابراین برای محاسبه رسوب، مشکل ايجاد می‌شود.
- ۶) در بعضی از موارد، ضریب رسوب‌دهی، بيشتر از واحد می‌شود؛ در صورتی که چنین چیزی در عمل، امكان‌پذیر نمی‌باشد.

WEPP -۴-۶-۷) مدل

مدل WEPP که در سال ۱۹۸۵ ارایه شد، يك مدل پخشی است؛ بدین معنا که پارامترهای آن با زمان و مکان تغيير می‌کنند. اين پارامترها شامل مقدار و شدت بارندگی، بافت خاک، رشد گیاه، اثرات خاک‌ورزی بر خصوصیات خاک، مقدار بقایای گیاهی، شکل شیب، جهت‌یابی و فرسایش‌پذیری خاک می‌باشند.

ورودی‌های مدل WEPP شامل اطلاعات مربوط به آب و هوا، يخ زدن خاک، تجمع برف و ذوب شدن آن، آبیاری، نفوذ، هیدروليک جريان سطحی، تراز آبی، رشد گیاه، تجزیه‌ی بقایای گیاهی، عمليات کشت‌وکار، استحکام، فرسایش و رسوب می‌باشند. خروجی‌های اين مدل، شامل برآورد میزان فرسایش یا رسوب خالص، فرسایش یا رسوب در شيارها، فرسایش یا رسوب بين

شیارها و تعیین بار رسوب هستند.

به طور کلی، قابلیت‌های مدل WEPP را می‌توان در موارد زیر خلاصه نمود:

۱) این مدل تمام سطح حوزه را به شیار و بین شیار تقسیم می‌کند.

۲) مدل مزبور، توجه بیشتری به باران دارد؛ در صورتی که نقش روان آب در فرسایش خاک، بسیار مهم است.

۳) این مدل را می‌توان در حوزه‌های کشاورزی ۱ تا ۲۰۰۰ ایکری به کار گرفت.

۴) مدل WEPP را نباید برای نواحی دارای کanal و رودخانه مورد استفاده قرار داد؛ زیرا فرآیندهایی که در اینگونه کanal‌ها رخ می‌دهند، توسط این مدل قابل شبیه‌سازی نمی‌باشند. به هر حال، در این مدل نیز همانند دیگر مدل‌ها، بازنگری‌هایی صورت گرفته است؛ به گونه‌ای که هم برخی از فرمول‌های آن بهبود یافته‌اند و هم به صورت رایانه‌ای عرضه شده‌اند (مانند بسته‌ی نرم‌افزاری WEPPwin09 که از اینترنت، قابل دریافت است).

با این‌که اظهار داشت که مدل‌های فرسایش و رسوب دیگری (مانند مدل SLEMSA^۱، مدل GUEST^۲، روش فائو^۳، روش استلیک^۴، مدل هیدروفیزیکی، روش مورگان-مورگان-فینی^۵، روش فورنیه^۶ و مدل KINEROS^۷) نیز وجود دارند که شرح آن‌ها در کتاب‌های فرسایش خاک آمده است؛ لیکن چون در ایران کمتر به کار رفته‌اند، در این کتاب به آن‌ها پرداخته نشده است. با این وجود، در ادامه‌ی مطالب، به چند مدل رایانه‌ای که در ایران کاربرد بیشتری دارند اشاره خواهد شد.

ANSWERS (۸-۴-۳) مدل

این مدل در سطح یک حوزه‌ی آبخیز با استفاده از داده‌های تکرخدادی و برخی ویژگی‌های سرزمین، به شبیه‌سازی فرآیندهای هیدرولوژیک می‌پردازد. مدل مزبور، برای حوزه‌های کوچک، به راحتی قابل استفاده می‌باشد. این مدل، برای زیرحوزه‌هایی در خلیج سیاه،

1- Soil Loss Estimation Model for Southern Africa; SLEMSA

2- Griffith University Erosion System Template; GUEST

3- Food and Agriculture Organization; FAO

4- Stehlík

5- Morgan - Morgan - Finney; MMF

6- Fournier

7- KINematit runoff and EROSION model; KINEROS

اکلاهاما، اوهايو، شمال کارولينا، تگزاس و همین طور ايران مورد ارزیابی قرار گرفته است و نتایج قابل قبولی را در برداشته است.

مدل ANSWERS قادر است که حداکثر سیل، کل حجم روانآب سطحی و فرسایش حاصل از بارندگی‌ها را در حوزه‌های آبخیز کشاورزی پیش‌بینی کند. این مدل، در قالب دو پدیده‌ی مختلف، مطرح شده است:

(الف) پدیده‌ی هیدرولوژیکی

(ب) پدیده‌ی فرسایشی

به‌طور کلی، مدل ANSWERS بر اساس فرضیه‌های زیر استوار می‌باشد:

۱) آب زهکشی، رسوبی را در بر ندارد.

۲) رسوباتی که از یک نقطه جدا می‌شوند، دوباره در نقطه‌ای دیگر در همان اطراف، به خاک سطحی برمی‌گردند.

۳) میزان انرژی لازم برای جداسازی ذراتی که رسوب یافته‌اند، برابر با مقدار انرژی است که برای جداسازی اولیه‌ی آن‌ها مصرف شده است.

۱-EUROSEM مدل ۴-۹

مدل اروپایی محاسبه‌ی فرسایش خاک، یک مدل تکرخداد فراغیر است که برای پیش‌بینی روانآب و فرسایش آبی خاک از مزارع یا حوزه‌های هیدرولوژیکی کوچک ساخته شده است. این مدل که حاصل تلاش ۲۵ دانشمند از ۱۰ کشور اروپایی است می‌تواند برای سنجش خطر فرسایش و ارزیابی روش‌های حفاظت خاک و آب به کار رود.

مدل EUROSEM، یک مدل ریاضی- فیزیکی است که بر اساس فرآیند فرسایش بنا شده است. فرآیند فرسایش در ایجاد این مدل، به این صورت است که ریزش قطره‌های باران توسط پوشش گیاهی به دو بخش تقسیم می‌شود. بخشی از آن، از چتر گیاه عبور می‌کند و به زمین لخت می‌رسد که "ریزش مستقیم"^۱ نامیده می‌شود. بخش دوم، به چتر گیاه برخورد

1- EUROPean Soil Erosion Model; EUROSEM

2- Throughfall

می‌کند و "ذخیره‌ی برگابی"^۱ را تشکیل می‌دهد که به دو صورت "زهکشی برگ"^۲ و "جريان ساقه‌ای (ساقاب)"^۳ به سطح زمین می‌رسد. انرژی جنبشی قطره‌های زهکشی برگ و ریزش مستقیم، باعث جداسازی ذرات خاک می‌شود. بخشی از باران رسیده به زمین، در خاک نفوذ می‌کند و مابقی، صرف پُر شدن گودال‌های سطحی می‌شود. پس از پُر شدن گودال‌های سطحی، روان‌آب بر روی سطح خاک جاری می‌گردد که فرسایش خاک را به دنبال دارد. ذرات خاک، در هر زمانی می‌توانند رسوب یا فرسایش یابند که تعادل بین این دو فرآیند متضاد، مقدار فرسایش را تعیین می‌کند.

۴-۳) مدل SWAT

مدل SWAT^۴ یک مدل جامع و کامل برای ارزیابی دبی جريان، میزان رسوب، عناصر غذایی و روش‌های مدیریتی است که بهصورت گستردگی در بسیاری از کشورهای جهان (مانند ایالات متحده‌ی آمریکا، کانادا، ایتالیا و سوئیس) به کار گرفته شده است. این مدل در ایران نیز نتایج قابل قبولی به دست داده است.

مدل SWAT^۴ یک مدل در مقیاس حوزه‌های آبخیز است و دارای یارده محاسباتی بالا می‌باشد. این مدل، شامل مجموعه‌ای از معادله‌های ریاضی و فرمول‌های تجربی متعدد است و بهصورت یک مدل پیوسته می‌تواند در گام‌های زمانی مختلف (مانند ساعت، روز و یا دوره‌های طولانی‌تر) اجرا شود و ویژگی‌های مورد نظر را شبیه‌سازی کند. مدل مزبور، با تفکیک یک حوزه به تعداد زیادی زیرحوزه، شبیه‌سازی جزئیات مکانی را انجام می‌دهد. فرآیندها یا بخش‌های اصلی مدل SWAT شامل هیدرولوژی، اقلیم، فرسایش، رشد گیاهان، عناصر غذایی، آفت‌کش‌ها، مدیریت اراضی و روندیابی جريان می‌باشند.

1- Interception storage

2- Leaf drainage

3- Stem flow

4- Soil and Water Assessment Tool; SWAT

۱۱-۴-۳) ارزیابی مدل‌های فرسایش

برای ارزیابی مدل‌های فرسایش و رسوب و تعیین درجه‌ی اعتبار هر مدل برای یک منطقه-ی خاص، لازم است که بر روی داده‌های ورودی آن مدل، سه عملیات زیر انجام شوند:

الف) پارامترسنجی^۱

ب) واسنجی^۲

پ) اعتبارسنجی^۳

پارامترسنجی بیانگر جمع‌آوری، اندازه‌گیری، محاسبه و اصلاح داده‌های ورودی مدل است. واسنجی، تعدیل اصولی پارامترهای ورودی مدل می‌باشد. این‌کار، بهمنظور ایجاد بهترین برازش بین خروجی مدل و مقادیر مشاهداتی انجام می‌پذیرد. نظر به اینکه خاک، محیطی پویا و دینامیک می‌باشد و خصوصیات آن با زمان و مکان تغییر می‌کنند؛ بنابراین، همواره نیاز به واسنجی احساس می‌گردد.

ارزیابی مدل با عواملی که از طریق واسنجی اصلاح شده‌اند، اعتبارسنجی نامیده می‌شود. به عبارت دیگر، اعتبارسنجی، نقطه‌ی پایانی ارزیابی مدل است. در طی انجام این عملیات، نحوه‌ی شبیه‌سازی رخدادهای آینده، توسط مدل تعیین می‌گردد. به عبارت دیگر، چنانچه در مرحله‌ی اعتبارسنجی، شبیه‌سازی انجام‌شده توسط مدل، به خوبی صورت گرفته باشد؛ می‌توان از آن برای رخدادهای آینده استفاده نمود.

به‌طور کلی، در مورد استفاده از مدل‌ها بایستی دقت داشت که قبل از به‌کارگیری مدل‌های ساخته‌شده در کشورهای دیگر، این مدل‌ها در مناطق مختلف ایران و با شرایط مشخص، آزمون آماری گردند و پس از انجام عملیات گفته‌شده در بالا و در صورت مثبت بودن نتایج، مدل‌های مزبور برای همان منطقه یا مناطق مشابه استفاده شوند. از طرفی، استفاده از مدل‌ها، بیشتر با اهداف مدیریتی همراه است؛ بدین معنا که وقتی یک مدل برای منطقه‌ای، واسنجی و اعتبارسنجی شد و نتایج آن مثبت بود، حال اگر در آینده قرار باشد که تغییراتی در منطقه اعمال شود (برای نمونه، زمین‌های مرتعی به دیمزار تبدیل شوند)، با استفاده از آن مدل می‌توان پیامدهای این تغییرات را شبیه‌سازی نمود و نتایج را در اختیار مدیران و برنامه‌ریزان

1- Parametrization

2- Calibration

3- Validation

قرار داد. لیکن، متأسفانه در ایران، مدل‌ها فقط برای برآورد فرسایش در حال حاضر و مسایل مربوط به آن، مورد استفاده قرار می‌گیرند. به همین دلیل، این احتمال وجود دارد که در بسیاری از موارد، پرسش زیر در ذهن افراد مختلف تداعی شود:

اینکه فلان مدل برای منطقه‌ای واسنجی گردید و مناسب تشخیص داده شد،
چه اهمیتی دارد و چه استفاده‌ای از آن می‌توان انتظار داشت؟

۳- پرسش (۵)

۱- دبی خروجی یک حوزه‌ی آبخیز، پنج مترمکعب در ثانیه و گل‌آسودگی آب خروجی، ۲۵ گرم در لیتر است. در صورتی که مساحت این حوزه، ۲۰۰۰۰ هکتار باشد؛ تخریب مخصوص سالیانه‌ی حوزه‌ی مزبور، چند تن در هکتار است؟

۲- در حوزه‌ی آبخیزی به وسعت ۱۱۱۵ هکتار، اگر رسوب ویژه، ۲۴ تن در هکتار در سال و نسبت تحويل رسوب (SDR)، برابر با ۸۰ درصد باشد؛ مقدار مواد فرسایش‌یافته در سال، چند تن در هکتار است؟

۳- اگر متوسط سالانه‌ی گل‌آسودگی رودخانه‌ای در نقطه‌ی خروجی یک حوزه‌ی آبخیز، ۱۰۰ گرم بر مترمکعب و دبی متوسط سالانه‌ی آن، دو مترمکعب در ثانیه باشد؛ تخریب مخصوص این حوزه‌ی آبخیز ۲۵۰۰ هکتاری، چند تن در هکتار در سال است؟

۴- اگر مقدار خاک‌سازی یک دشت، سه سانتی‌متر در هر ۱۰۰ سال باشد؛ حد مجاز فرسایش این دشت، چند تن بر هکتار در سال است؟ (وزن مخصوص ظاهری خاک را ۱/۵ گرم بر سانتی‌متر مکعب فرض نمایید).

۵- اگر میزان فرسایش حوزه‌ی آبخیزی، ۴۰ تن در هکتار در سال باشد و رسوب‌زایی آن، برابر با ۲۲ تن در هکتار در سال باشد؛ SDR این حوزه چقدر است؟

۶- اگر متوسط تخریب ویژه در یک حوزه‌ی آبخیز، هشت تن در هکتار در سال باشد؛ طی ۱۰۰ سال، به طور متوسط، عمق خاک از دست رفته‌ی این حوزه (بر حسب سانتی‌متر) چقدر خواهد بود؟ (چگالی ظاهری خاک را ۱/۶ گرم بر سانتی‌متر مکعب فرض کنید).

۷- اگر قدرت فرسایندگی باران، برابر با ۵۰۰؛ ضریب فرسایش‌پذیری خاک، مساوی با ۰/۵؛ عامل ناهمواری (LS)، برابر با ۱/۶؛ عامل مدیریت زراعی، برابر با ۰/۲ و حد مجاز فرسایش خاک، مساوی با هشت تن در هکتار در سال باشند؛ ضریب اقدامات حفاظتی برای

جلوگیری از فرسایش خاک چقدر خواهد بود؟

فصل چهارم

حفظ خاک

۱- اهداف

در پایان فصل، دانشجو با مفاهیم زیر آشنا می‌شود:

۱. مقدمه‌ای بر حفاظت خاک
۲. حفاظت غیرمکانیکی خاک
۳. نحوه استفاده‌ی صحیح از زمین
۴. حفاظت مکانیکی خاک (تراس و بانکت)
۵. چگونگی کنترل انواع فرسایش خاک

۱-۴) حفاظت خاک^۱

پس از شناخت انواع فرسایش و عوامل مؤثر بر آن، نکته‌ی حائز اهمیت، چگونگی مقابله با فرسایش خاک و یا کنترل آن می‌باشد. این موضوع با عنایین گوناگونی همچون مبارزه با فرسایش خاک، کنترل فرسایش خاک، حفاظت خاک و یا حفاظت و نگهداری خاک، مورد بررسی قرار گرفته است. به طور کلی، فرسایش خاک، تابعی از فرسایندگی^۲ و فرسایش‌پذیری خاک می‌باشد.

فرسایندگی خاک، به عوامل مختلف طبیعی، چون باران (در فرسایش آبی) و باد (در فرسایش بادی)، بستگی دارد که این عوامل، به شرایط اقلیمی هر منطقه مربوط می‌شوند و

1- Soil conservation

2- Erosivity

کیفیت و کمیت آن‌ها خارج از اختیار بشر می‌باشد.
فرسایش‌پذیری خاک نیز تحت تأثیر دو عامل اصلی زیر می‌باشد:
(۱) ویژگی‌های ذاتی خاک و اراضی:

از جمله‌ی این ویژگی‌ها می‌توان درصد اجزای بافتی خاک (شن، سیلت و رس)، درصد ذرات درشت، شیب اراضی و کانی‌های سازنده‌ی خاک را نام برد. هرچند امکان تغییر این عوامل، تا حدی وجود دارد (برای مثال می‌توان به ایجاد تراس در رابطه با کاهش طول و تندی شیب اشاره نمود)، لیکن به‌طور معمول، انجام این‌کار در سطوح وسیع، مقرن به صرفه نمی‌باشد.

(۲) عوامل مدیریتی:

این عوامل که خود تحت تأثیر مدیریت زراعی و مدیریت اراضی هستند، به‌طور کامل در اختیار بشر می‌باشند. بنابراین، برای حفاظت خاک یا کنترل فرسایش، توجه به این عوامل، بهترین و مؤثرترین راهکار خواهد بود.

به‌طور کلی، عملیات حفاظت خاک به دو روش غیرمکانیکی (غیرمستقیم و یا بیولوژیک) و مکانیکی (مستقیم) قابل انجام است که به‌ترتیب، هماهنگ با مدیریت زراعی و مدیریت اراضی می‌باشند. این روش‌ها بسیار متنوع هستند و انتخاب آن‌ها به هدف مورد نظر (مانند افزایش ذخیره‌ی آب در سطح زمین و یا کاهش سرعت روان‌آب) بستگی دارد. توجه داشته باشید که هیچ‌یک از دو شیوه‌ی حفاظت غیرمکانیکی و مکانیکی خاک نمی‌توانند جایگزین یکدیگر گردند؛ بلکه مکمل همیگر می‌باشند. در بسیاری از موارد، به‌کارگیری هر دو روش برای کنترل فرسایش ضروری است. در چنین مواردی، عملیات مکانیکی باید قبل از عملیات غیرمکانیکی انجام گیرد.

آنچه که در این فصل، مورد بررسی قرار خواهد گرفت، شرح شیوه‌های غیرمکانیکی و مکانیکی حفاظت خاک در زمینه‌ی فرسایش آبی می‌باشد.

۱-۱-۴) حفاظت غیرمکانیکی

حفاظت غیرمکانیکی، نوعی مبارزه‌ی غیرمستقیم با فرسایش است و بیانگر فرایند پیشگیری از فرسایش خاک، به‌واسطه‌ی انجام یکسری عملیات صحیح مدیریتی می‌باشد. به عبارت دیگر، در این روش، عملیات مکانیکی خاصی بر روی خاک انجام نمی‌گیرد و بیشتر با ایجاد یک

پوشش گیاهی مناسب، فرسایش خاک کنترل می‌گردد.
از جمله‌ی روش‌های غیرمکانیکی می‌توان به عملیات استفاده‌ی صحیح از زمین، احیای جنگل‌ها، فُرق، کوددهی مناسب، شخم بهینه، تناوب زارعی و غیره اشاره نمود.

۱-۱-۱-۴) استفاده‌ی صحیح از زمین

همانگونه که پیش از این نیز اشاره شد؛ هدف اصلی در مبارزه‌ی غیرمستقیم با فرسایش، ایجاد پوشش گیاهی یا بیشتر کردن آن است. بدین‌منظور، بایستی روش بهره‌برداری از زمین با شیوه‌ی حفاظت خاک مناسب باشد. در این راستا، ایجاد تعادل بین خاک، گیاه، مرتع، جنگل و زمین زراعی از اهمیت بالایی برخوردار می‌باشد. برای مثال، نقاطی که استعداد جنگل دارند، باید جنگل‌کاری شوند و قسمت‌هایی که برای مرتع مناسب هستند، باید در آن‌ها پوشش مرتعی ایجاد نمود. بدیهی است مناطقی که برای کشاورزی مستعد می‌باشند، باید گیاهان زراعی مناسب با آن محل‌ها را کشت کرد. هرچند گیاهان زراعی، خاک را به خوبی مرتع و جنگل، در برابر عوامل فرسایش حفظ نمی‌کنند؛ اما چون خاک مزبور استعداد کشاورزی دارد، چنانچه از روی اصول صحیح مدیریتی، عملیات کشت‌وکار انجام گیرد، هم از لحاظ اقتصادی مقرن به صرفه خواهد بود و هم خاک، مورد حفاظت قرار خواهد گرفت.

به‌طور کلی، بین نوع بهره‌برداری از زمین و فرسایش آن، رابطه‌ی نزدیکی وجود دارد. در صورتی که از زمین، استفاده‌ی نامعقول به عمل آید، میزان فرسایش، بهشت افزایش می‌یابد. برنامه‌ریزی برای استفاده‌ی صحیح از زمین، علاوه بر استعداد زمین، به عوامل اقتصادی، سیاسی، اجتماعی، میزان سرمایه‌گذاری، وسایل و امکانات موجود، وجود کارگر و حتی تمایل کشاورزان بستگی دارد که تمامی این موارد، باید مورد مطالعه قرار گیرند.

۲-۱-۱-۴) احیای جنگل‌ها و جلوگیری از قطع بی‌رویه‌ی درختان

مطالعات انجام‌گرفته در ایران، در رابطه با اثرات تغییر کاربری اراضی بر خصوصیت‌های فیزیکی و شیمیایی خاک، نشان می‌دهند که تبدیل اراضی جنگلی به زمین‌های کشاورزی، باعث افزایش وزن مخصوص ظاهری خاک و شاخص پلاستیسیته^۱ آن شده است. از دیگر پیامدهای ناگوار این تغییر کاربری، می‌توان به مترکم شدن ساختمان لایه‌ی سطحی خاک و

افزایش میزان روان آب و فرسایش اشاره نمود. در نتیجه، احیای جنگل های طبیعی کشور، بیش از پیش ضروری می نماید. البته باید توجه داشت که اگر جنگل های بلوط غرب کشور (که به شدت نیاز به احیا دارند) را تخریب نکنند، خود بذر بلوط می تواند موجب تجدید حیات درخت آن شود. از طرفی، ایجاد جنگل های مصنوعی در این ارتباط، باید توجیه اقتصادی داشته باشد. بنابراین، توصیه می شود که از پتانسیل های موجود در هر حوزه‌ی آبخیز برای احیای جنگل های همان حوزه استفاده شود.

۴-۱-۳) قرق و جلوگیری از ورود بیش از حد دام به مراتع

افزایش جمعیت دام در اکوسیستم های مرتعی، تحت تأثیر افزایش جمعیت در محیط های انسانی و به دنبال آن، نیاز روز افزون محیط های مزبور به محصولات و فرا آورده های پرتوئینی است. از آنجا که مراتع، سهم مهمی در تأمین خوراک دام دارند؛ بیش از پیش، مورد چرای مفرط قرار گرفته اند و موجبات تخریب آن ها فراهم گردیده است.

چرای دام، عامل اصلی تخریب شرایط فیزیکی مطلوب خاک سطحی است. این عامل، نه تنها دارای اثرات مستقیم بر سطح خاک (از قبیل متراکم شدن خاک، گسیختن خاکدانه ها و کاهش پایداری آن ها) می باشد؛ بلکه اثرات غیرمستقیمی نیز روی تخریب پوشش گیاهی دارد. چرای بلندمدت، باعث کاهش پوشش گیاهی محافظت خاک و افزایش تأثیر ضربه هی قطره های باران بر سطح خاک، کاهش مواد آلی و خاکدانه سازی، کاهش سرعت نفوذ، افزایش سله^۱ در سطح خاک، افزایش فرسایش و در نهایت، کاهش پتانسیل تولید اراضی می گردد. البته چرای کوتاه مدت نیز می تواند سبب کاهش پوشش محافظت خاک و افزایش جریان آب در بالادرست حوزه هی آبخیز، خرد شدن خاکدانه ها، کاهش سرعت نفوذ و افزایش فرسایش شود.

یکی از راهکارهای مدیریتی موجود در این ارتباط، انجام عملیات قرق می باشد. منظور از قرق، این است که برای چند سال (به طور عمده، دو یا سه سال) اجازه هی ورود دام به یک مرتع داده نشود تا به گونه های گیاهی فرصت رشد داده شود و پس از آن، می توان اجازه هی ورود دام به مرتع مزبور را به صورت کنترل شده صادر نمود.

نتایج پژوهش انجام گرفته نشان می دهند که با افزایش درصد پوشش گیاهی از ۱۰ به ۶۰ درصد، عامل پوشش گیاهی (عامل C) موجود در معادله جهانی فرسایش خاک (USLE) از

۰/۰/۱۳ به ۰/۴۵ کاهش یافته است. بنابراین، در صورتی که سایر عوامل، ثابت فرض شوند؛ میزان فرسایش از ۱۵ تن در هکتار در سال، به یک تن در هکتار در سال کاهش می‌یابد و فرسایش کیفی در چنین مراتع قرق‌شده‌ای، از درجه‌ی متوسط و زیاد به فرسایش خیلی کم کاهش خواهد یافت.

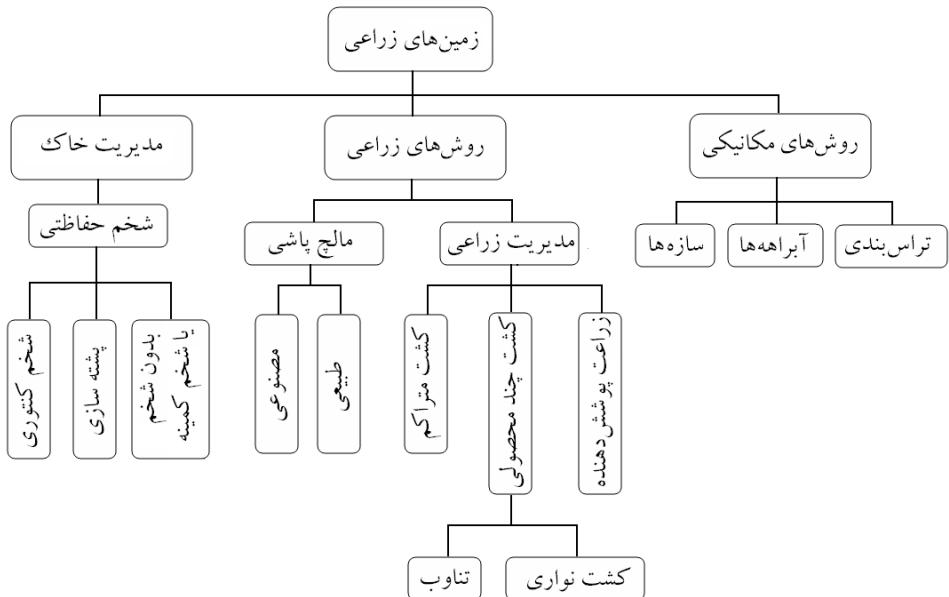
در هر حال، باید توجه داشت که اجرای قرق، بدون در نظر گرفتن مردم، به عنوان جزئی از اکوسیستم حوزه‌ی آبخیز، هرگز موفق نخواهد بود.

۴-۱-۱) حفاظت خاک در زمین‌های زراعی

از زمانی که بوته‌ها و درخت‌ها قطع می‌گردند و زمین‌های مرتعی یا جنگل‌ها به زمین‌های زراعی تبدیل می‌شوند، خطر فرسایش خاک نیز آغاز می‌گردد. در زمین‌های زراعی، چند عامل باعث تشدید فرسایش می‌شوند که از آن جمله می‌توان به موارد زیر اشاره نمود:

- (۱) کشت متوالی یک محصول، بدون رعایت تناوب یا آیش
- (۲) عدم استفاده از کودهای حیوانی و کود سبز
- (۳) متراکم شدن زمین در اثر حرکت ماشین‌آلات سنگین
- (۴) پودری شدن خاک در هنگام تهیی بستر برای بذر کاری

کنترل فرسایش در زمین‌های زراعی، بستگی به مدیریت زراعی (کشت و کار) دارد؛ بدین‌ترتیب که برای حفظ خاک باید تا حد زیادی، متکی به روش‌های زراعی بود و همراه با آن‌ها، عملیات مدیریت زمین را انجام داد. به طور کلی، مدیریت زراعی، به مراتب بیشتر از مدیریت زمین، فرسایش را کنترل می‌کند. البته می‌توان از روش‌های مکانیکی نیز به عنوان پشتونه‌ی این کار استفاده نمود. شکل ۱-۴، راهکارهای مختلف حفاظت خاک در زمین‌های زراعی را نشان می‌دهد که در ادامه‌ی مطالب کتاب، به توضیح برخی از مهم‌ترین این راهکارها پرداخته می‌شود.



شکل (۱-۴): راهکارهای مختلف حفاظت خاک در زمین‌های زراعی

۱-۴-۱-۱) شخم مناسب

شخم بهینه، بستر مناسبی برای جوانهدزن بذر فراهم می‌کند، مقاومت خاک را در مقابل نفوذ ریشه‌ها کاهش می‌دهد و در نتیجه می‌تواند پوشش گیاهی مترافقی برای خاک به وجود آورد که این موضوع، منجر به کاهش فرسایش خاک می‌گردد. همچنین، عملیات شخم، نفوذپذیری خاک را افزایش می‌دهد و در نتیجه، از میزان روان‌آب کاسته می‌شود. به طور معمول، تأثیر شخم در افزایش نفوذپذیری، تنها در دقایق اولیه نفوذ آب به خاک، قابل ملاحظه است و پس از آن، تقریباً همانند زمین‌های شخمنخورده خواهد بود. علاوه بر این، انجام شخم، باعث افزایش زبری سطح زمین می‌شود؛ چراکه پستی و بلندی‌هایی به ارتفاع ۱۲۰ تا ۱۴۰ میلی‌متر در سطح خاک ایجاد می‌کند و از فرسایش خاک می‌کاهد. به طور کلی، بین میزان زبری سطح زمین (SL) و تلفات خاک (R)، تناسب وجود دارد که این تناسب را می‌توان به صورت رابطه‌ی نمایی زیر بیان نمود:

$$SL \propto \exp^{(-0.05R)}$$

هرچند که انجام عملیات شخم در خاک‌های سنگین، موجب بهبود ساختمان و دیگر

خصوصیت‌های فیزیکی آن‌ها می‌شود؛ لیکن در خاک‌های سبک، در هم ریختگی ساختمان آن-ها را به همراه دارد. از دیگر اثرات منفی شخم می‌توان به انجام آن در جهت شیب اشاره نمود که با انجام این کار، روان‌آب از فرصت کافی برای نفوذ به خاک برخوردار نخواهد بود و در نتیجه، هدررفت خاک افزایش می‌یابد. همچنین، شخم در رطوبت نامناسب، موجب گلخراibi خاک می-گردد. بعلاوه، اجرای شخم در یک عمق ثابت برای سالیان متوالی، منجر به ایجاد سخت‌کفه‌ی شخم^۱ می‌شود و نفوذ ریشه‌ی گیاه را با مشکل مواجه می‌کند.

در هر حال، با توجه به اهمیت شخم در فرسایش خاک، روش‌های مناسب شخم برای کاهش فرسایش در اراضی حساس ارایه شده‌اند. یکی از این روش‌ها، استفاده از روش "شخم حداقل (کمینه)"^۲ می‌باشد. در این شیوه، تا آنجا که امکان دارد از شخم‌های غیرضروری اجتناب می‌شود و تنها قسمتی از زمین که مورد کشت قرار می‌گیرد و بذرکاری می‌گردد، شخم زده می‌شود که البته این کار نیز بر روی بقایای گیاهی باقی‌مانده از سال قبل انجام می‌گیرد. یکی دیگر از راهکارهای مورد استفاده در روش شخم کمینه، این است که تمام عملیات شخم، دیسک و بذرکاری، تنها با یکبار حرکت تراکتور بر روی زمین انجام شود تا از فشرده شدن خاک در اثر تکرار حرکت ماشین‌آلات جلوگیری گردد.

یکی دیگر از روش‌های مناسب شخم که امروزه مطالعات زیادی در مورد آن در حال انجام است، روش "بدون شخم"^۳ می‌باشد. در این شیوه، تنها خاک محل کاشت بذر در هنگام بذرکاری جایجا می‌گردد. اگرچه ممکن است که در برخی شرایط، مقدار محصول تولیدشده از این روش کاهش یابد؛ اما ارزش آثار حفاظتی آن می‌تواند کاهش تولید را جبران کند.

عملیات شخم ذخیره‌ای^۴، روش دیگری است که در سال‌های اخیر ابداع شده است. در این عملیات، شخم‌هایی به عمق ۳۰ سانتی‌متر و فاصله‌ی ۷۰ سانتی‌متر در سطح زمین ایجاد می‌شوند که ضمن افزایش سرعت نفوذ آب به داخل خاک، ذخایر سطحی را نیز افزایش می‌دهند.

انواع دیگری از شیوه‌های انجام عملیات شخم نیز مورد استفاده قرار می‌گیرند که جدول ۴-۱، شرح انواع شxm‌ها را در رابطه با حفاظت خاک نشان می‌دهد.

1- Clay pan

2- Minimum tillage

3- No tillage

4- Reservoir tillage

جدول (۴-۱): انواعی از عملیات شخم بهمنظور استفاده در حفاظت خاک

شرح	نوع شخم
ابتدا از گاوآهن، دیسک و کولتیواتور استفاده می‌شود و سپس، عملیات کاشت و مالهزن انجرام می‌گیرد.	معمولی
تنها، قسمتی از زمین که قرار است بذرکاری شود، شخم زده می‌شود. بقیه‌ی قسمت‌های زمین، بدون شخم باقی گذاشته می‌شوند.	نواری
قسمت زیادی از بقایای کاه و کلش گیاه در سطح زمین باقی گذاشته می‌شود تا منجر به ایجاد یک لایه‌ی مالچی محافظ گردد.	مالچی
تمامی عملیات شخم، بذرکاری و تهیه‌ی زمین با حداقل عبور تراکتور در زمین صورت می‌گیرد.	کمینه

۴-۱-۲) خاکورزی حفاظتی

خاکورزی حفاظتی، شامل عملیات زراعی است که تولید بالای محصول و سوددهی کافی را تضمین می‌کند و در عین حال، کمترین فرسایش آبی و بادی را به همراه دارد. اگرچه تأکید آن بر روی حفاظت خاک می‌باشد؛ ولی حفظ رطوبت خاک، کاهش انرژی مصرفی، کاهش نیروی کار و هزینه و حتی کاهش مصرف ادوات کشاورزی نیز در خاکورزی حفاظتی، مد نظر قرار می‌گیرند. بنابراین، برای اینکه یک سامانه، خاکورزی حفاظتی محسوب شود؛ باید شرایطی را روی خاک یا درون آن به وجود آورد که بتواند در مقابل اثرات فرسایشی باد و آب ایستادگی کند. دست‌یابی به یک‌چنین پایداری، با یکی از دو حالت "حفاظت سطح خاک به-وسیله‌ی بقایای محصولات و گیاهان در حال رشد" و یا "افزایش نامهواری و نفوذپذیری سطح خاک" امکان‌پذیر می‌باشد. در هر حال، هر سامانه‌ی کشاورزی که یکی از موارد زیر را تأمین کند، خاکورزی حفاظتی نامیده می‌شود:

(۱) پوشش حداقل ۳۰ درصدی بقایای گیاهی بعد از عملیات کاشت، بهمنظور کاهش فرسایش آبی

(۲) قرار دادن حداقل ۱۱۰۰ کیلوگرم در هکتار از بقایای گیاهی دانه‌ریز یا معادل آن در سطح خاک در دوره‌ی بحرانی فرسایش، بهمنظور کاهش فرسایش بادی

مزیت اصلی خاکورزی حفاظتی، حفاظت خاک با استفاده از بقایای کشت است که موجب کاهش تبخیر و هدر رفتن آب سطحی می‌شود. پژوهش‌ها نشان می‌دهند که با ۹ تا ۱۶ درصد افزایش در پوشش بقایای گیاهی، فرسایش به میزان ۵۰ درصد کاهش می‌یابد. بنابراین،

خاک‌های مستعد فرسایش، در اولویت اول برای استفاده از سامانه‌ی خاکورزی حفاظتی می‌باشند. از مزایای دیگر خاکورزی حفاظتی می‌توان به افزایش نفوذپذیری و مواد آلی خاک، کاهش تبخیر، کاهش هزینه و زمان، حفاظت از فرسایش بادی و غیره اشاره نمود.

با این وجود، خاکورزی حفاظتی نیاز به مدیریت بیشتر در حاصلخیزی خاک و کنترل علف‌های هرز، آفات و بیماری‌ها دارد. برای مثال، آهک، فسفر و پتاسیم در خاک تحرک چندانی ندارند. بنابراین، اگر این مواد به وسیله‌ی شخم مخلوط نگردند یا به زیر خاک فرستاده نشوند، ممکن است که میزان مصرف کود افزایش یابد. از طرفی، عدم انجام شخم، ممکن است که گسترش علف‌های هرز را کنترل نماید. در نتیجه، با به کارگیری یک شیوه‌ی مدیریتی بهینه، باید سامانه‌ی خاکورزی حفاظتی مورد نظر را طراحی نمود.

۴-۱-۳) استقرار پوشش گیاهی مناسب

پوشش گیاهی سطحی خاک، نقش مؤثری در کنترل فرسایش دارد. به دلیل تفاوت پوشش‌های گیاهی مختلف از نظر تراکم و شکل ظاهری، درجه‌ی تأثیر آن‌ها در کاهش فرسایش نیز متفاوت می‌باشد. در یک مدیریت زراعی خوب با ایجاد پوشش کافی برای زمین می‌توان فرسایش را به میزان قابل ملاحظه‌ای کاهش داد. پوشش گیاهی، قسمتی از باران را دریافت می‌کند و در خود نگه می‌دارد. بنابراین، ضمن جلوگیری از برخورد مستقیم قطره‌های باران به سطح خاک، از حجم آبدوی و فرسایش خاک می‌کاهد. ریشه‌ی گیاهان، باعث ثبیت اسکلت خاک می‌شود و از فرسایش توده‌ای جلوگیری می‌کند. پوشش گیاهی، خاک را از اثر مستقیم اشعه‌ی خورشید محفوظ نگه می‌دارد و به این ترتیب، تغییرات شدید درجه‌ی حرارت و در نتیجه، تخرب ساختمان خاک و مواد آلی محدود می‌گردد. ریشه‌های فرعی گیاهان نیز ذرات خاک را بهم متصل می‌کنند و در تشکیل خاکدانه‌ها نقش مؤثری بازی می‌کنند. این تأثیر، به تعداد و نزدیکی ریشه‌های فرعی به سطح خاک بستگی دارد و گیاهان علفی از این نظر در بهترین شرایط قرار دارند. به طور کلی، اثر پوشش گیاهی در کاهش فرسایش به نوع پوشش، ارتفاع، تراکم و مرحله‌ی رشد گیاه بستگی دارد.

درباره‌ی نقش نوع پوشش گیاهی در کاهش فرسایش خاک، پژوهش‌های بسیاری توسط پژوهش‌گران مختلف صورت گرفته است. نتایج بررسی‌های بنت^۱ بر روی میزان فرسایش در

۱- Bennett

کاربری‌های مختلف نشان داد که میزان فرسایش در جنگل دست‌نخورده، مرتع، زمین زراعی و زمین لخت، به ترتیب، ۰/۰۰۵، ۳۶، ۰/۷۷ و ۱۶۶ تن در هکتار در سال می‌باشد. همچنین، وی بیان نمود که زمان لازم برای هدررفت ۱۸ سانتی‌متر از خاک سطحی در زمین‌های زراعی، ۷۰ سال است؛ در حالی که این زمان برای خاک جنگلی، حدود پانصد هزار سال می‌باشد.

اثر گیاهان زراعی نیز در کاهش فرسایش متفاوت است. برخی گیاهان زراعی (مانند گندم و جو)، پوشش یکنواختی ایجاد می‌کنند و تراکم آن‌ها نسبتاً خوب است و بنابراین فرسایش را تا حدی کنترل می‌کنند. این در حالی است که گیاهان ردیفی، تنها قسمتی از سطح خاک را می‌پوشانند و بنابراین فرسایش را (به‌ویژه در مراحل اولیه‌ی رشد گیاه) کمتر کنترل می‌کنند. چنانچه بخواهیم گیاهان زراعی در حفاظت خاک، نقش مؤثری داشته باشند؛ باید حداقل ۷۰ درصد سطح زمین را بپوشانند، ولی با پوشش ۴۰ درصد هم نقش حفاظتی آن‌ها چشمگیر خواهد بود.

برای کنترل فرسایش، گاهی به کشت گیاهان پوشش‌دهنده^۱ اقدام می‌کنند. گیاهان پوشش‌دهنده به گیاهانی گفته می‌شوند که برای حفاظت سطح خاک در مقابل فرسایش، در زیر درخت‌های موجود در یک زمین و یا در فاصله‌ی برداشت یک محصول تا کاشت محصول دیگر کاشته می‌شوند. از مهم‌ترین گیاهانی که به عنوان پوشش‌دهنده کشت می‌شوند می‌توان چاودار و بقولات را نام برد. چاودار زمستانه، یکی از سازگارترین، انعطاف‌پذیرترین و اقتصادی‌ترین محصولات پوششی در دسترس می‌باشد که از اواخر شهریورماه تا اوایل مهرماه کاشته می‌شود. این محصول تا زمان یخ‌بندان رشد می‌کند و سپس رشد مجددش در اواخر اسفندماه (کمی زودتر از گندم) از سر گرفته می‌شود. در هر حال، برای داشتن یک محصول پوششی خوب در زمین و حفاظت در برابر فرسایش، بایستی حداقل یک ماه قبل از شروع یخ‌بندان، عملیات کاشت این محصول پایان یافته باشد. محصولات پوششی لیکوم (بقولات) نیز می‌توانند از یک طرف، نیتروژن هوا را ثبیت کنند و موجب افزایش ماده‌ی آلی خاک گردد و از طرف دیگر، خاک را در برابر فرسایش حفاظت نمایند. ماشک، شبدر قرمز، شبدر شیرین، سویا و نخود معمولی از مهم‌ترین بقولاتی هستند که می‌توانند در راستای حفاظت خاک مورد استفاده قرار گیرند. بعلاوه، باید در نظر داشت که برای حفاظت خاک در زستان می‌توان از گیاهان مقاوم به سرما (مانند ماش) استفاده نمود که به‌طور معمول باید آن را در فصل پاییز کاشت تا در

زمستان بتواند نقش پوشش دهنده‌گی خود را اجرا کند.

همانگونه که پیش از این اشاره شد، ارتفاع گیاه نیز بر میزان هدررفت خاک مؤثر است. گیاهانی که با سطح خاک در تماس هستند، بیشتر از یک تاج پوشش گیاهی بلند که سطح زمین آن لخت است، فرسایش را کنترل می‌کنند. پژوهش‌ها نشان داده‌اند که اگرچه پوشش گیاهی بلند، حجم آبی را که به زمین می‌رسد کاهش می‌دهد؛ ولی انرژی جنبشی قطره‌های باران را چندان تغییر نمی‌دهد و حتی ممکن است که آن را افزایش هم بدهد؛ زیرا قطره‌های باران، بهدلیل پیوستن به یکدیگر در روی برگ‌ها بزرگ می‌شوند. گیاهانی که با سطح خاک در تماس هستند، سرعت جریان آب را کاهش می‌دهند و در نتیجه، عمق جریان افزایش می‌یابد. این افزایش عمق، جدا شدن ذرات خاک بوسیله‌ی باران را کاهش می‌دهد؛ زیرا مقدار زیادی از نیروی برشی باران را جذب می‌کند. با کم شدن نیروی برشی، جریان آب قادر نخواهد بود که مقدار زیادی از ذارت خاک را جدا سازد.

کشت تؤام گیاهان زراعی با جنگل، از جمله روش‌هایی است که بر کاهش فرسایش خاک مؤثر است؛ زیرا پوشش ایجاد شده بر سطح خاک می‌تواند اثر مضر قطره‌های باران را که بهدلیل پیوستگی در سطح برگ‌ها بزرگ شده‌اند، کاهش دهد. بعلاوه، در اراضی‌یی که سامانه‌ی کشت همراه با درختان اجرا شده است، خصوصیاتی نظیر ساختمان، تخلخل، نفوذپذیری و ظرفیت تهویه‌ی خاک بهبود می‌یابند.

افزایش تراکم تعداد بوته در واحد سطح، یکی دیگر از فعالیت‌های مدیریتی برای کاهش تلفات خاک محسوب می‌گردد. از آنجا که افزایش تراکم می‌تواند سطح در معرض فرسایش خاک (سطح مؤثر برخورد قطره‌های باران) را کاهش دهد؛ در نتیجه، موجب کاهش فرسایش خاک می‌شود. ضربه‌ی قطره‌های باران با افزایش تراکم تاج پوششی و لاشبرگ‌های حاصل از گیاهان کاهش می‌یابد. بعلاوه، لاشبرگ گیاهی می‌تواند ساختمان، نفوذپذیری و پایداری خاک را بهبود بخشد.

از دیگر کارهای مدیریتی، کاهش فاصله‌ی بین ردیف‌های کاشت در گیاهان ردیفی می‌باشد که موجب می‌گردد سطح مؤثر برخورد قطره‌های باران کاهش یابد. به عنوان نمونه، تجربه ثابت کرده است که اگر فاصله‌ی بین ردیف‌های سویا از یک به نیم متر کاهش یابد؛ میزان تلفات خاک، ۳۵ درصد کاهش خواهد یافت.

مرحله‌ی رشد گیاه نیز در حفاظت خاک تأثیرگذار است. هرگاه توزیع باران‌های فرسایش زا

در تمام مراحل رشد گیاه، یکسان باشد؛ آنگاه اثر گیاه در حفاظت خاک، به طور معمول، همگام با رشد و نمو آن افزایش می‌یابد. توجه داشته باشید که در صورت بارش باران‌های خیلی شدید در مراحل بعدی رشد گیاه، ممکن است که فرسایش حاصل از آن‌ها، خیلی بیشتر از فرسایش مراحل اولیه‌ی رشد آن باشد. برای نمونه، پژوهش‌های انجام‌گرفته بر روی روان‌آب سطحی حاصل از آبیاری بارانی در مورد چهار محصول کتان، سیب زمینی، ذرت و بادام زمینی نشان دادند که میزان روان‌آب در اولین آبیاری، حدود ۱۰ درصد بود. این بدان علت بود که در اولین آبیاری، تاج پوششی محصولات مزبور، هنوز از رشد کافی برخوردار نبود و گیاهان در مراحل اولیه‌ی رشد قرار داشتند. بنابراین، بخش بزرگی از خاک در معرض ضربه‌ی قطره‌های باران حاصل از آبیاری قرار می‌گیرد و موجب تشکیل سله در سطح خاک می‌شود. تشکیل سله و متراکم شدن لایه‌ی سطحی خاک باعث شد تا در آبیاری‌های بعدی، برخلاف افزایش رشد این محصولات و بزرگ شدن تاج پوششی آن‌ها، میزان روان‌آب به ۳۷/۵ درصد افزایش یابد.

۴-۱-۱-۴) استفاده از مالج

یکی دیگر از روش‌های حفاظت خاک، مالج‌پاشی^۱ است. مالج، واژه‌ای انگلیسی، به معنای "خاک‌پوش" می‌باشد که به هر نوع ماده‌ای (مانند تور سیمی، سنگ‌ریزه، کاه و کلش، پارچه، پلاستیک، مواد نفتی و غیره) گفته می‌شود که سطح خاک را بپوشاند. مالج، اثر مخرب برخورد قطره‌های باران را کاهش می‌دهد و باعث تقلیل سرعت جريان آب یا باد می‌شود. حفظ رطوبت و تعادل درجه‌ی حرارت خاک از دیگر اثرهای مفید مالج است. بسته به هدف و یا قابل دسترس بودن، مواد بسیار متفاوتی را می‌توان به عنوان مالج، مورد استفاده قرار داد. استفاده از مالج‌های شنی یا سنگ‌ریزه‌ای بر روی سطح خاک‌های ریزبافت می‌تواند از تشکیل سله جلوگیری کند و موجب افزایش سرعت نفوذپذیری و کاهش تبخیر شود. مالج‌های آلی و بیوفاکتورها با ایجاد خلل و فرج درشت در خاک، نفوذپذیری را افزایش و روان‌آب را کاهش می‌دهند.

هرچه درصد پوشش مالج کمتر باشد؛ میزان آبدوی و فرسایش خاک، بیشتر خواهد بود که این موضوع، به تشکیل سله در سطح خاک بر می‌گردد. در حقیقت، انرژی حاصل از ضربه‌ی قطره‌های باران، سبب خرد شدن ساختمان خاک سطحی و تشکیل سله می‌شود که از نتایج آن، کاهش سرعت نفوذ است. اگر نسبت تلفات خاک را در زمین مالج‌پاشی شده به تلفات خاک

در زمینی که مالج پاشی نشده است، ضریب مالج (MF) بنامیم؛ آنگاه این ضریب با افزایش درصد پوشش مالج، به صورت توانی کاهش می‌یابد که رابطه‌ی آن به شکل زیر می‌باشد:

$$MF = \exp^{(-a \cdot RC)}$$

که در این فرمول:

$a =$ ثابت معادله

حدود تغییرات a ، بین $0/03$ تا $0/07$ است که به طور معمول، مقدار متوسط $0/05$ را برای آن در نظر می‌گیرند.

$RC =$ درصد پوشش مالج

بقایای گیاهی، شامل آن قسمت از گیاهان سال گذشته است که پس از درو، در مزرعه باقی می‌مانند. بقایای گیاهی سال گذشته را می‌توان به صورت پوشش کلشی و یا به صورت مخلوط کردن با خاک، مورد استفاده قرار داد. در روش پوشش کلشی، پس از برداشت محصول، بقایای آن را تکه‌تکه می‌نمایند و در سطح خاک پخش می‌کنند. در روش مخلوط کردن بقایای گیاهی با خاک، پس از برداشت محصول، ابتدا بقایای آن را قطعه قطعه می‌کنند؛ سپس، در سطح زمین پخش می‌نمایند و در نهایت، به وسیله‌ی شخم، آن‌ها را با خاک مخلوط می‌کنند. به طور کلی، در درصدهای پوشش مساوی، اثر حفاظتی کاه و کلش باقی‌مانده از زراعت‌های قبلی، در مقایسه با تاج پوششی گیاه، به مرتبه بیشتر است. دلیل عدمه‌ی این موضوع، آن است که مالج سطحی با داشتن سطح تماس کافی با زمین، از جریان هرزآب ممانعت می‌کند و در نتیجه، توان جدا شدن و انتقال ذرات را کاهش می‌دهد.

بیسلی^۱ اظهار می‌دارد که هرچه درصد پوشش مالج بیشتر باشد؛ میزان آبدوی و فرسایش خاک، کمتر خواهد بود. جدول ۲-۴، میزان آبدوی و فرسایش حاصل از باران‌های شدید را برای کشت‌های ردیفی نشان می‌دهد که در آن‌ها بقایای گیاهی به مقادیر متفاوتی در روی خاک قرار داده شده‌اند.

جدول (۴-۲): میزان آبدوی و فرسایش برای مقادیر متفاوت بقایای گیاهی
موجود در سطح خاک

میزان مالج (تن در هکتار)	آبدوی (سانتی متر)	خاک از بین رفته (تن در هکتار در سال)	موجود در سطح خاک
بدون مالج	۸/۲	۳۵/۸	
.۰۶۲	۶/۹	۱۴/۳	
۱/۲۴	۵/۹	۹/۱	
۲/۴۸	۴/۹	۴/۲	

عدهای از پژوهش‌گران عقیده دارند که حداکثر تأثیر مالج در حفاظت خاک، زمانی خواهد بود که درصد پوشش آن، مناسب (بین ۷۰ تا ۷۵ درصد) باشد؛ زیرا درصد پوشش زیاد، رشد محصول را کاهش می‌دهد و درصد پوشش کم، اثر حفاظتی ناچیز دارد.

۴-۱-۱-۵) کشت مجدد

کشت مجدد گیاه در حاشیه‌ی جاده‌ها، خاکریزها و یا مناطقی که درختان آن به نحوی قطع شده‌اند، از نظر کنترل فرسایش، بسیار حایز اهمیت است. از آنجا که پوشش گیاهی در فرسایش خندقی و یا نقاطی که در معرض خطر زمین‌لغزه قرار دارند، نقش قابل توجهی ایفا می‌کند؛ این موضوع اهمیت پیدا می‌کند. به دیگر سخن، یکی از روش‌های کاهش روان‌آب و افزایش نفوذ در مناطق خندقی، کشت گیاه در این نواحی است؛ به‌گونه‌ای که زمین‌های اطراف خندق‌ها با چمن، بقولات، بوته‌ها و یا درختان پوشش داده شوند. تجربه نشان داده است که با این روش، تلفات خاک، ۹۰ تا ۷۵ درصد و سرعت خندقی‌شدن زمین‌ها، ۸۰ تا ۶۵ تا ۷۵ درصد کاهش می‌یابد.

هنگام بررسی امکان کشت مجدد گیاه، باید به موضوع خاک، حاصلخیزی آن و تمام عواملی که بر رشد گیاه مؤثر هستند (مانند خشک و مرتبط شدن متناوب خاک در طول سال، درجه حرارت، میزان شیب، جهت شیب و توپوگرافی)، توجه نمود. برای کشت مجدد باید گونه‌هایی انتخاب شوند که رشد سریعی دارند و در مقابل آفات و بیماری‌ها مقاوم هستند. همچنین، باید سعی شود تا از انتخاب گونه‌های غیربومی که ممکن است به شرایط محلی حساس باشند، خودداری شود (مگر در مواردی که ارقام مورد نظر، در منطقه وجود نداشته باشند). بنابراین، بهتر است که قبل از تصمیم‌گیری در مورد نوع واریته‌ی گیاهان، به مناطق مجاور توجه شود تا

شاید بتوان از بین همان ارقام بومی موجود، برخی را انتخاب نمود.

۴-۱-۶) تناوب زراعی

کشت مداوم یک گیاه زراعی در یک زمین معین، صحیح نمی‌باشد؛ چراکه ساختمان خاک تخریب می‌گردد و زمین مزبور، مستعد فرسایش می‌شود. بعلاوه، در صورت اعمال این روش، ریشه‌ها همواره از افق مشخصی تغذیه می‌کنند که این موضوع، به تدریج منجر به کاهش حاصلخیزی خاک می‌شود و پیامد آن، فرسوده شدن خاک است. از طرفی، در یک سامانه‌ای کشت مداوم، زمین در حد فاصل دو کشت متواالی، مدتی بدون پوشش گیاهی باقی می‌ماند که این عامل نیز خود می‌تواند فرسایش خاک را به همراه داشته باشد. بنابراین، در بیشتر سامانه‌های کشاورزی مکانیزه، تناوب زراعی اعمال می‌شود که به موجب آن، یک توالی از محصولات در یک مزرعه‌ی یکسان، رشد داده می‌شوند تا بتوانند خاک را بهتر حفاظت کنند. برای مثال، در یک تناوب زراعی "بقولات- گندمیان"، هر چند نرخ فرسایش در سال‌هایی که مزرعه، تحت زراعت بقولات قرار دارد؛ بیشتر از سال‌هایی است که گندمی‌ها کاشته می‌شوند؛ لیکن در مجموع، میانگین نرخ فرسایش سالانه در سطح قابل قبول نگه داشته می‌شود.

تناوب زراعی باید طوری سازماندهی شود که برای حفظ حاصلخیزی خاک، کنترل آفات و بیماری‌ها، و حذف علف‌های هرز سازگار گردد. در یک تناوب زراعی مناسب، مواد آلی حاصل از پوشش‌های مختلف گیاهی، خصوصیات فیزیکی خاک را بهبود می‌بخشند. همچنین، به علت تغییر عمق توسعه‌ی ریشه، مواد غذایی و آب عمقه‌ای مختلف، مورد استفاده قرار می‌گیرند. علاوه بر این، تغییر نوع گیاه در یک تناوب زراعی، دوره‌ی تسلسل افزایش امراض و آفات را می‌شکند. برای نمونه، در هندوستان، کشت برنج و مرتع را به صورت تناوب در می‌آورند که این روش، علاوه بر افزایش محصول، در مبارزه با آفات برنج، به طور قابل ملاحظه‌ای مؤثر می‌باشد. همچنین، می‌توان با برقراری تناوب زراعی بین کشت پنبه و برنج، شدت و گسترش کرم پنبه و کرم برنج را (که دو آفت مهم در شمال ایران به شمار می‌آیند) کاهش داد. در مورد نقش تناوب زراعی در حفاظت خاک، پژوهش‌های متعددی انجام شده‌اند. جدول ۴-۳، بیانگر نتایج حاصل از پژوهشی است که در ایالت جورجیا امریکا صورت گرفته است.

جدول (۴-۳): نقش تناوب زراعی در کاهش آبدوی و فرسایش خاک

سامانه‌ی تناوب زراعی (میلی‌متر در سال)	متوسط آبدوی (میلی‌متر در سال)	متوسط خاک از بین رفته (تن در هکتار در سال)
نی، نی، ذرت، پنبه	۶۷	۳/۳
بهطور مداوم پنبه	۲۵۶	۳۴/۶

به طور کلی، از بین رفتن خاک در حین یک تناوب زراعی، بیشتر هنگامی اتفاق می‌افتد که گیاهان زراعی، زمین را اشغال کرده باشند. بین گیاهان مختلف زراعی که در تناوب قرار داده می‌شوند، گیاهان زراعی ردیفی، بیش از بقیه، خاک را در معرض فرسایش قرار می‌دهند. بنابراین، به منظور حفاظت خاک، در اجرای یک تناوب زراعی مناسب باید نکات زیر را مد نظر قرار داد:

- (۱) تا جایی که از نظر اقتصادی اشکال نداشته باشد، زمانی را که زمین به وسیله‌ی یک گیاه زراعی پوشیده می‌شود، کاهش داد و حتی الامکان زمانی را که زمین از گراس (علف) یا لگوم (بقولات) پوشیده می‌شود، افزایش داد.
- (۲) اگر فرسایش خاک شدید نباشد، گیاهان ردیفی را می‌توان هر دو سال یکبار در تناوب قرار داد؛ ولی اگر خطر فرسایش، شدید باشد، توصیه می‌شود که گیاهان ردیفی، هر پنج تا هفت سال یکبار در چرخه‌ی تناوب قرار گیرند.
- (۳) نظر به اینکه گیاهان گندمی و آیش‌های طبیعی، نقش مهندسی مهمی در فراهم آوردن پوشش زمین و تقویت ریشه‌ها در خاک بازی می‌کنند؛ به طور معمول، در ابتدای اجرای یک تناوب زراعی از آن‌ها استفاده نمی‌شود. یکی از حالت‌های خاص تناوب زراعی، کشت چند محصولی^۱ است. در این روش، در عین حالی که سطح خاک در مقابل فرسایش محافظت می‌شود؛ از زمین، حداکثر استفاده به عمل می‌آید. بدین معنی که در یک سال، چند محصول پشت سر هم کشت می‌شوند و یا اینکه در یک زمین برای یک زمان مشخص، دو یا چند نوع زراعت انجام می‌گیرند. کشت چند محصولی در سطوح کوچک و جاهایی که زمین ارزش فراوان دارد، عملی است؛ زیرا هزینه‌هایی که صرف این کار می‌شود از درآمد بیشتر حاصل از زمین، جبران می‌شود. در هر حال، انجام این شیوه در

زمین‌های وسیع کشاورزی که وسعت آن‌ها از $۰/۲$ هکتار بیشتر باشد، به لحاظ اقتصادی ممکن است که قابل توجیه نباشد.

۴-۱-۷) استفاده از پلیمرها

از مدت‌ها قبل، نقش پلیمرها در تغییر ساختمان فیزیکی خاک شناخته شده است؛ ولی به دلیل بالا بودن قیمت و مشکلات کاربرد آن‌ها در مزرعه، برای اراضی کشاورزی توصیه نشده‌اند. در هر حال، استفاده از اینگونه مواد نیز می‌تواند در حفاظت خاک، مد نظر قرار گیرد. پلیمرها از دو راه بر پایداری خاک تأثیر می‌گذارند:

- ۱) مولکول‌های پلیمر، مانند یک پُل، بین ذرات خاک قرار می‌گیرند و با تشکیل پیوندهایی در بین آن‌ها، ایجاد خاکدانه می‌کنند.
- ۲) مولکول‌های پلیمر، با جذب شدن بر روی سطح ذرات رس، موجب تغییر در خصوصیت‌های فیزیکی و شیمیایی سطوح رس‌ها می‌شوند و نیروهای دافعه‌ی بین ذرات باردار رس را کاهش می‌دهند.

۴-۱-۸) کشت روی خطوط تراز^۱

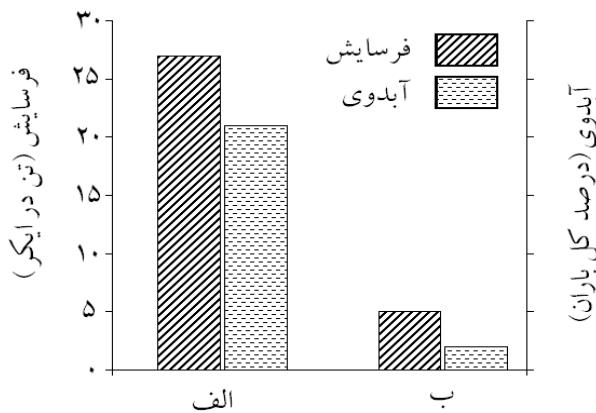
در این روش، عملیات شخم، حتی‌الامکان بر روی خطوط تراز انجام می‌گیرد. اگر عملیات زراعی (مانند شخم و دیسک زدن) در جهت شیب زمین انجام گیرد؛ آنگاه آب باران، به تدریج در راستای شیب، آبراهه‌های کوچکی را به وجود می‌آورد. این آبراهه‌ها کم کم بهم می‌پیوندند و ممکن است که به فرسایش خندقی منجر شوند. حال اگر عملیات زراعی در روی خطوط تراز انجام شود؛ در آن صورت، آب باران به علت وجود پسته‌ها قادر نخواهد بود که در جهت شیب زمین حرکت کند و فرسایش ایجاد کند.

این نوع کشت، علاوه بر خاک، آب را نیز حفاظت می‌کند و رطوبت بیشتری را برای محصول فراهم می‌کند. فوت و تورک^۲ (۱۹۷۲) تأثیر کشت روی خطوط تراز را در کاهش فرسایش و آبدوی، مورد بررسی قرار دادند و نتیجه گرفتند که میزان فرسایش و آبدوی در حالتی که ردیف‌های کشت در امتداد خطوط تراز هستند، به ترتیب، حدود ۵ و ۱۴ برابر کمتر

1- Contour farming

2- Foth and Turk

از حالتی می‌باشند که ردیف‌های کشت با همان طول، اما در جهت شیب قرار دارند (شکل ۴).^(۲)



شکل (۴-۲): نقش روی خطوط تراز در کاهش آبدوی و فرسایش

الف) ردیف‌های کشت به طول ۴۸ متر در جهت شیب زمین

ب) ردیف‌های کشت به طول ۴۸ متر در امتداد خطوط تراز

به طور کلی، برای کاهش فرسایش خاک در امتداد خطوط تراز بایستی به سه ویژگی زیر توجه نمود:

۱) خصوصیات خاک

۲) بارندگی

۳) توبوگرافی

در مورد خصوصیات خاک باید اشاره کرد که این روش برای خاک‌هایی که از زهکشی خوبی برخوردار نمی‌باشند، کاربرد آنچنانی نخواهد داشت؛ چراکه در این نوع خاک‌ها، در اثر کشت بر روی خطوط تراز، خاک از آب اشباع می‌شود و بهسادگی در امتداد شیب زمین، به‌طرف پایین حرکت می‌کند. بنابراین، کشت در روی خطوط تراز، هنگامی مؤثر خواهد بود که هم خاک سطحی و هم خاک عمقی، از نفوذپذیری خوبی برخوردار باشند.

کارایی کشت بر روی خطوط تراز در جلوگیری از فرسایش حاصل از باران‌های شدید، حدود

صفر می‌باشد؛ زیرا وقتی بارندگی شدید باشد، آب حاصل از آن، شیارها را به سرعت پُر می‌کند و

W W W . P n u N e w S . c o m

در نتیجه، آب از روی پشته‌ها سرازیر می‌شود و موجب خرابی سامانه می‌گردد. همچنین، کارابی این روش برای شیب‌های خیلی کم و خیلی زیاد، ناچیز خواهد بود. براساس معادله‌ی جهانی فرسایش، حداکثر تأثیر عملیات کشت بر روی خطوط تراز، در محدوده‌ی شیب‌های سه تا هشت درصد است؛ چون هنگامی که شیب زمین کاهش می‌یابد و به اندازه‌ی شیب خطوط کشت و کار می‌شود؛ این عملیات، نقشی در کنترل فرسایش ندارد. از سوی دیگر، وقتی شیب تندر می‌شود؛ ظرفیت جوی‌ها در هدایت و نگهداری هرزآب و جلوگیری از فرسایش کاهش می‌یابد.

با توجه به مطالب بیان شده، کشت بر روی خطوط تراز در مناطق با شیب تندر، بارندگی شدید و خاک‌های غیر قابل نفوذ یا با نفوذ پذیری کم توصیه نمی‌شود؛ زیرا انجام این عملیات برای اینگونه مناطق، نه تنها مانع از جریان آبدوی به سمت پایین شیب نمی‌شود، بلکه ممکن است که به فرسایش شدید و حتی گودالی‌شدن زمین منجر گردد.

^۱ کشت نواری _{۴-۱-۹}

اگرچه کشت و کار در امتداد خطوط تراز، فرسایش را به میزان قابل توجهی کم می‌کند؛ ولی در مواقعی که به دلیل شرایط خاص منطقه، امکان کشت بر روی خطوط تراز وجود نداشته باشد، کشت نواری انجام می‌شود.

کشت نواری، بیانگر سامانه‌ای است که در آن، محصول مورد نظر و گیاهان مقاوم به فرسایش (مانند علف‌ها و بقولات)، در نوارهای متنابض و در سراسر شیب منطقه کشت می‌شوند. در کشت نواری، سرعت جریان آب که در نوارهای محصول زیاد است، در اثر برخورد با نوارهای متراکم علوفه کم می‌شود و در اثر کاهش آبدوی، به رسوب مواد منجر می‌گردد. بعلاوه، در کشت نواری، مواد آلی به خاک اضافه می‌شوند که این کار نیز موجب اصلاح فیزیکی خاک می‌شود. به طور کلی، بررسی‌ها نشان داده‌اند که کشت نواری نسبت به کشت بر روی خطوط تراز، فرسایش را حدود ۵۰ درصد بیشتر کاهش می‌دهد.

نکته‌ی قابل توجه در مورد کشت نواری، چگونگی طراحی عرض نوارها می‌باشد. در واقع، عرض نوارها را طوری انتخاب می‌کنند که میزان تلفات خاک به کمترین مقدار برسد. به طور کلی، عرض نوارها به درجه و طول شیب، فرسایش‌پذیری خاک، نوع گیاه کشت شده در نوارها و

خصوصیات بارندگی بستگی دارد. در هر حال، عرض مناسب نوارها برای هر محل، به طور تجربی به دست می‌آید. جدول ۴-۴، نشان‌دهنده‌ی عرض نوارهای توصیه شده توسط سازمان خوار و بار جهانی (فائو) برای خاک‌هایی است که نفوذپذیری آن‌ها زیاد است. همانگونه که در این جدول مشاهده می‌گردد؛ عرض‌های مختلف، با توجه به درصد شیب زمین، مد نظر قرار گرفته‌اند.

جدول (۴-۴): عرض نوارهای توصیه شده برای کشت نواری (فائو، ۱۹۷۹)

عرض نوارها (بر حسب متر)	درصد شیب زمین
۳۰	۵ تا ۲
۲۵	۹ تا ۶
۲۰	۱۴ تا ۱۰
۱۵	۲۰ تا ۱۵

در هر حال، سه نوع کشت نواری، مرسوم می‌باشند که عبارتند از:

۱) کشت نواری در امتداد خطوط تراز^۱

۲) کشت نواری در مزرعه^۲

۳) کشت نواری همراه با کشت گیاهان فرعی یا بافر^۳

در کشت نواری نوع اول، نوارها در امتداد خطوط تراز طراحی می‌گردند. در صورتی که پستی و بلندی زمین، حالت منظم داشته باشد؛ عرض نوارها تقریباً یکسان خواهد بود. اما اگر پستی و بلندی زمین، نامنظم باشد؛ عرض نوارها متفاوت خواهد بود که در این حالت، عملیات کشت و کار به دلیل نامنظمی نوارها، مشکل خواهد بود. در چنین شرایطی، باید قسمت‌های غیریکنواخت و نامنظم را کنار گذاشت و در آن‌ها علوفه یا درخت کشت نمود. به طور کلی، می‌توان گفت که نقش کشت نواری در امتداد خطوط تراز در کنترل فرسایش، حدود دو برابر نقش کشت در روی خطوط تراز است.

در کشت نواری نوع دوم، به منظور سهولت در عملیات کشت و کار، نوارهای هم‌عرض را بدون

1- Contour strip cropping

2- Field strip cropping

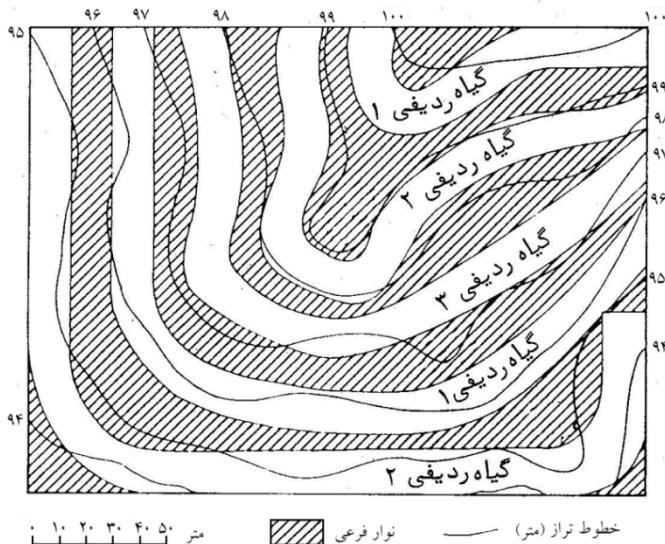
3- Buffer strip cropping

توجه به خطوط تراز، به موازات یک خط راهنمای طراحی می‌کنند که به‌طور معمول، این خط راهنمای عمود بر شیب عمومی (اصلی) زمین است. کشت نواری در مزرعه، اغلب برای شیب‌های نامنظمی استفاده می‌شود که ایجاد کشت نواری در امتداد خطوط تراز آن‌ها غیرممکن است.

کشت نواری نوع سوم، ترکیبی از یکسری نوارهای باریک حامی یا بافر (که در برگیرنده‌ی یک گیاه فرعی می‌باشد) با نوارهای عریض محصول است که به‌طور متناوب کشت می‌شوند. عرض نوارهای حامی، متفاوت می‌باشد و به‌طور معمول، حدود دو تا چهار متر است. در مواردی که خاک، فرسایش‌پذیر می‌باشد و شیب زمین زیاد است؛ نوارهای حامی، زیر کشت گیاهان مقاوم به فرسایش (مانند علوفه یا بقولات) قرار می‌گیرند و در سایر موارد، درخت‌کاری می‌شوند. توجه داشته باشید که در این روش، مجموع نوارهای حامی و محصول، بر روی خطوط تراز قرار می‌گیرند (شکل ۳-۴).

به‌طور کلی، میزان کارایی روش‌های مختلف کشت نواری در حفاظت خاک و آب، از روند زیر تبعیت می‌کند:

"کشت نواری در مزرعه > کشت نواری همراه با کشت گیاهان بافر > کشت نواری در امتداد خطوط تراز"



شکل (۳-۴): چگونگی انجام کشت نواری همراه با کشت گیاهان فرعی

۲-۱-۴) حفاظت مکانیکی

عملیات حفاظت مکانیکی (مستقیم) که از آن تحت عنوان روش "مبازه‌های مهندسی خاک" نیز یاد می‌گردد، به طور معمول با صرف هزینه‌های زیاد همراه است و در موارد زیر انجام می‌شود:

- ۱) در مکان‌هایی که حفاظت غیرمکانیکی امکان‌پذیر نباشد (مانند استقرار پوشش گیاهی در اراضی بهشدت فرسایش‌یافته، اراضی شور و یا برخی از شنزارها).
- ۲) در موارد بحرانی و موافقی که محدودیت زمانی وجود داشته باشد (مانند جلوگیری از هدرافت شدید خاک (فرسایش خندقی) در اراضی کشاورزی یا مناطق مسکونی).
- ۳) در مواردی که توجیه اقتصادی وجود داشته باشد و یا از نظر سیاسی و اجتماعی، حائز اهمیت باشد.

روش‌های مکانیکی، روش‌های زود بازده‌ای می‌باشند؛ لیکن برای حفظ و پایداری آن‌ها، انجام عملیات غیرمکانیکی الزامی است. به طور کلی، هدف از انجام این روش‌ها را می‌توان در

سه مورد زیر خلاصه نمود:

w w w . P n u N e w s . c o m

(۱) جلوگیری از سرعت آب‌های جاری، قبل از اینکه سرعت جریان آب به حد آستانه فرسایش برسد.

(۲) نفوذ دادن تمام یا قسمتی از آب‌ها در زمین

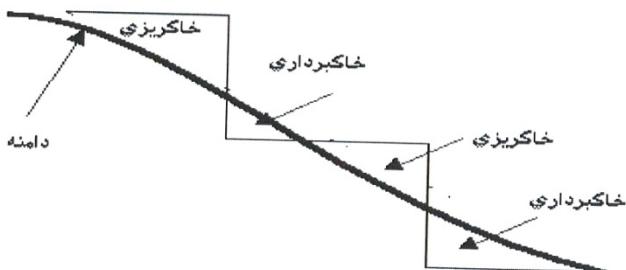
(۳) هدایت آب‌های اضافی به طرف مجاری خروجی مطمئن

در مبارزه‌ی مکانیکی یا مستقیم، تلاش می‌گردد تا شیب زمین تغییر داده شود که این کار به دو شیوه‌ی سکونبندی (تراس‌بندی)^۱ و ایجاد بانکت^۲ انجام می‌شود.

۴-۱-۲) تراس‌بندی

هدف از ایجاد تراس، از بین بردن شیب دامنه، از طریق تبدیل طول دامنه به تراس‌ها یا سکوهایی با سطح تقریباً افقی و با دیوارهای تقریباً عمودی است که با کاهش سرعت آب، از رسیدن سرعت روان آب‌ها به سرعت آستانه‌ی فرسایش جلوگیری شود.

در هنگام تراس‌بندی یک سطح شیب‌دار، در یک قسمت، عملیات خاکبرداری انجام می‌شود و در قسمت دیگر، خاکریزی صورت می‌پذیرد (شکل ۴-۴). به طور عمده، عملیات تراس‌بندی در دامنه‌های با شیب بیش از ۲۵ درصد و دارای خاک زبرین نفوذپذیر احرا می‌گردد. از آنجا که در این روش، تمام سطح شیب‌دار به صورت سکو در می‌آید؛ این کار در مناطقی انجام می‌شود که ارزش زمین، بسیار زیاد باشد و بهره‌برداری از زمین، ارزش اقتصادی بالایی داشته باشد.



شکل (۴-۴): چگونگی انجام عملیات خاکبرداری و خاکریزی در هنگام ایجاد تراس

1- Terracing

2- Banquette

در هر حال، محدود بودن موارد استفاده از تراس (به طور عمده، برای عملیات کشت و کار و احداث باغ)، هزینه‌ی زیاد عملیات خاکبرداری و خاکریزی، اختلاط خاک سطحی و عمقی، محدود بودن شیب زمین و امکان لغزش خاک در موارد خاص را می‌توان از جمله‌ی مهم‌ترین محدودیت‌ها یا عیوب‌های تراس‌بندی قلمداد نمود.

۴-۱-۱-۱) انواع تراس براساس شیب دامنه

تراس‌ها را بر مبنای مایل بودن یا قائم بودن شیب دامنه‌ها به دو دسته‌ی زیر طبقه‌بندی می‌کنند:

(۱) تراس سکویی مایل (تراس با شیب ملایم):

این تراس‌ها در شیب‌های ملایم و در مناطقی ساخته می‌شوند که خطر ریزش دیواره، کم است. به همین دلیل، تراس‌های مزبور، بدون دیواره‌ی محافظ ساخته می‌شوند و هزینه‌ی کمتری دارند.

(۲) تراس سکویی قائم (تراس با دیواره‌ی محافظ):

اینگونه تراس‌ها در شیب‌های تندر و با دیواره‌ی قائم ساخته می‌شوند. تراس‌های مزبور در مناطقی احداث می‌شوند که خطر ریزش و لغزش دیواره‌ی عمودی دامنه وجود دارد. به طور معمول، برای پایداری بیشتر، دیواره‌های محافظ را با سنگ و گاهی با آجر یا چوب می‌سازند.

۴-۱-۲-۱) انواع تراس براساس شیب طولی

گاهی اوقات، تراس‌ها را بر مبنای اینکه شیب طولی آن‌ها به چه شکلی است، گروه‌بندی می‌کنند که انواع مهم تراس بر این اساس، عبارتند از:

(۱) تراس مسطح (افقی):

آبراهه‌ی اینگونه تراس‌ها مسطح می‌باشد و دو انتهای آن، به طور معمول بسته است. به عبارت دیگر، این نوع از تراس‌ها شیب طولی ندارند. در نتیجه، آب می‌تواند در آبراهه‌ی تراس ذخیره شود و به تدریج در خاک نفوذ کند. به اینگونه تراس‌ها، "تراس‌های نگهدارنده‌ی آب" یا "تراس‌های جذبی" نیز می‌گویند؛ زیرا بیشتر در مناطقی ساخته می‌شوند که با کمبود آب روبرو هستند و سرعت نفوذ پذیری خاک، بیشتر از شدت بارندگی است. بنابراین، عمل اصلی این تراس‌ها، حفاظت آب است.

(۲) تراس شیب‌دار (انحرافی):

آبراهه‌ی این تراس‌ها دارای شیب جزئی است تا در صورت بیشتر بودن شدت بارندگی نسبت به سرعت نفوذپذیری خاک، آب نتواند در آبراهه‌ی تراس تجمع یابد؛ بلکه به وسیله‌ی آبراهه‌ی خروجی از منطقه خارج شود. اینگونه تراس‌ها در شرایطی طراحی می‌شوند که سه ویژگی نفوذپذیری خاک، جنس لایه‌های زمین و شدت بارندگی، مساعد نباشند. به دیگر سخن، تراس‌های شیب‌دار در مناطقی ایجاد می‌شوند که شدت بارندگی از سرعت نفوذپذیری خاک بیشتر باشد. به همین دلیل، عمل اصلی این تراس‌ها حفاظت خاک است، ولی تا حدی آب را نیز محافظت می‌کنند.

(۳) تراس پله‌ای (سکویی):

اینگونه تراس‌ها در شیب‌های بسیار تندرست (حتی تا شیب ۵۰ درصد) ساخته می‌شوند و برای کشت درختان میوه و ایجاد باغ، مورد استفاده قرار می‌گیرند.

(۴) تراس آبیاری:

سکوی این تراس‌ها بدون شیب طولی است و دارای لبه‌ای می‌باشد که می‌تواند آب آبیاری را بر روی سکو نگه دارد و اجازه داده شود که تمامی روان آب در خاک نفوذ کند. اینگونه تراس‌ها در مزارع چای و برنج کاربرد دارند.

۱-۲-۱-۳) محاسبات مربوط به تراس‌ها

حجم خاکبرداری لازم برای ایجاد یک متر تراس سکویی مایل را می‌توان از فرمول زیر محاسبه نمود:

$$V = \frac{PL^{\frac{2}{3}}}{\gamma} (1 - \frac{P}{\gamma})$$

که در این فرمول:

V = حجم خاکبرداری (بر حسب مترمکعب)

P = شیب زمین (بر حسب متر در متر)

γ = شیب دیواره‌ی تراس (بر حسب متر در متر)

L = عرض سکوی قائم (بر حسب متر)

در صورتی که بخواهید عرض سکوی مایل (۱: بر حسب متر) را به دست آورید، باید از

فرمول زیر استفاده نمایید:

w w w . P n u N e w s . c o m

$$l = L(1 - \frac{P}{\gamma})$$

مثال:

حجم خاکبرداری لازم در یک سامانه‌ی تراس‌بندی سکویی مایل را در زمینی به طول ۱۵۰ متر و با شیب ۱۰ درصد محاسبه نمایید، اگر که در آن زمین، چهار ردیف تراس با شیب دیواره‌ای برابر ۲۵ درصد کشیده شده باشد و هر تراس، دارای عرض ۱۴ متر باشد.

حل:

ابتدا باید عرض سکوی قائم را به دست آورد:

$$14 = L \times (1 - (0/1 \div 0/25)) \Rightarrow L = 23/3 \text{ (متر)}$$

حال، حجم خاکبرداری لازم برای ایجاد یک متر تراس سکویی مایل، برابر خواهد بود با:

$$V = (0/1 \div 0/25) \times (23/3)^2 \times 8 = 4/07 \text{ (مترمکعب)}$$

چون طول زمینی که می‌خواهد تراس‌بندی شود، ۱۵۰ متر است؛ بنابراین:

$$4/07 \times 150 = 610/5 \text{ (مترمکعب)}$$

و چون چهار ردیف تراس کشیده شده است؛ پس حجم کل خاکبرداری، برابر خواهد بود با:

$$610/5 \times 4 = 2442 \text{ (مترمکعب)}$$

بدیهی است که حجم خاکبرداری لازم برای ایجاد یک متر تراس سکویی قائم، با توجه به فرمول زیر محاسبه می‌گردد:

$$V = \frac{PL}{\Delta}$$

در صورتی که بخواهید فاصله‌ی عمودی^۱ بین دو تراس را محاسبه نمایید، می‌توانید از فرمول تجربی زیر بهره بگیرید که توسط سرویس حفاظت خاک امریکا (SCS) ارایه شده است:

$$VI = 0/3(XS + Y)$$

که در آن:

$$VI = \text{فاصله‌ی عمودی بین دو تراس متواالی (بر حسب متر)}$$

$X =$ عدد متغیری است که برای تراس‌های شیبدار، برابر $0/4$ و برای تراس‌های افقی (بدون شیب)، برابر $0/8$ در نظر گرفته می‌شود.

$S =$ شیب زمین (بر حسب درصد)

$Y =$ فاکتور متغیری است که بسته به خصوصیات فرسایش‌پذیری خاک و پوشش گیاهی، بین ۱ تا ۴ تغییر می‌کند. مقدار Y برای خاک‌هایی که نفوذ‌پذیری آن‌ها پایین‌تر از حد متوسط (گروه‌های هیدرولوژیکی C و D) است و پوشش گیاهی کمی دارند، عدد ۱ در نظر گرفته می‌شود. برای خاک‌هایی که نفوذ‌پذیری آن‌ها در حد متوسط (گروه هیدرولوژیکی B) می‌باشد و از پوشش گیاهی متوسطی برخوردار هستند، عدد $2/5$ در نظر گرفته می‌شود. همچنین، در خاک‌هایی که نفوذ‌پذیری آن‌ها بالای حد متوسط (گروه هیدرولوژیکی A) است و دارای پوشش گیاهی خوبی می‌باشند، عدد ۴ در نظر گرفته می‌شود.

برای محاسبهٔ فاصلهٔ افقی^۱ بین دو تراس، از فرمول شیب استفاده می‌گردد:

$$\begin{aligned} \operatorname{tg} \alpha &= S = \frac{VI}{HI} \\ \Rightarrow HI &= \frac{VI}{S} \end{aligned}$$

که در این فرمول:

$HI =$ فاصلهٔ افقی بین دو تراس متوالی (بر حسب متر)

$S =$ مقدار شیب (بر حسب متر در متر)

مثال:

مطلوب است محاسبهٔ فاصلهٔ عمودی و افقی بین دو تراس افقی متوالی در شرایطی که خاک منطقه‌ای با شیب 10% درصد، دارای نفوذ‌پذیری و پوشش گیاهی متوسط باشد.

حل:

$$VI = 0.15 \times ((0.8 \times 10) + 2/5) = 3/15 \text{ (متر)}$$

$$HI = (3/15 \div 0.1) = 31/5 \text{ (متر)}$$

۴-۱-۲) بانکتبندی

بانکت، واژه‌ای فرانسوی به معنای "جوی و پشته" است که اولین بار در سال ۱۸۹۷ توسط چاتلین^۱ پیشنهاد شد. در سال‌های اخیر، آمریکایی‌ها اسم آن را "کانال‌های روی خطوط تراز"^۲ نامیده‌اند. در عملیات بانکتبندی، جوی و پشته‌هایی با فواصل معین و عمود بر خط بزرگ‌ترین شبی دامنه، بر روی خطوط تراز ایجاد می‌شوند. این عمل، باعث حرکت روان‌آب بر روی سطح شبی‌دار مورد نظر می‌گردد و قبل از آن که سرعت آن به حد آستانه‌ی فرسایش برسد، وارد بانکت بعدی می‌شود. به طور کلی، دو هدف عمدی از بانکت‌گذاری عبارتند از:

(۱) اجازه‌ی نفوذ آب به خاک

(۲) کاهش سرعت جریان‌های سطحی و جلوگیری از رسیدن سرعت آن‌ها به آستانه‌ی

فرسایش

۴-۱-۲-۱) مقایسه‌ی بانکت با تراس

از جمله‌ی مهم‌ترین تفاوت‌های موجود بین بانکت و تراس می‌توان به موارد زیر اشاره نمود:

(۱) بجز تراس پله‌ای، مقدار شبی در سایر تراس‌ها حداقل ۲۵ درصد می‌باشد و به طور عمدی، سطح تراس برای کارهای کشاورزی مورد استفاده قرار می‌گیرد. در صورتی که بانکت‌ها، به طور معمول، در شبی‌های بیش از ۲۵ درصد (و حتی بالای ۷۰ درصد) ایجاد می‌شوند و اغلب به منظور احیای مرتع و یا کاشت نهال (ایجاد جنگل مصنوعی) در اراضی مرتعی و منابع طبیعی توصیه می‌شوند.

(۲) در تراس‌بندی، اجازه‌ی حرکت روان‌آب روی سطح شبی‌دار داده نمی‌شود؛ در صورتی که در بانکتبندی، روان‌آب روی سطح شبی‌دار حرکت می‌کند و قبل از رسیدن به آستانه‌ی فرسایش، به یک بانکت دیگر وارد می‌شود.

(۳) از آنجا که در تراس‌بندی، تمام سطح شبی‌دار به صورت پله یا سکو در می‌آید؛ بنابراین، هزینه‌ی آن نسبت به بانکتبندی، بسیار بیشتر است. به عبارت دیگر، برای ایجاد بانکت، عملیات خاکبرداری و خاکریزی، تنها در فواصل خاص انجام می‌گیرد؛ حال آنکه در تراس‌بندی، باید تمام سطح شبی‌دار را خاکبرداری و خاکریزی نمود.

1- Chatelain

2- Contour trenches

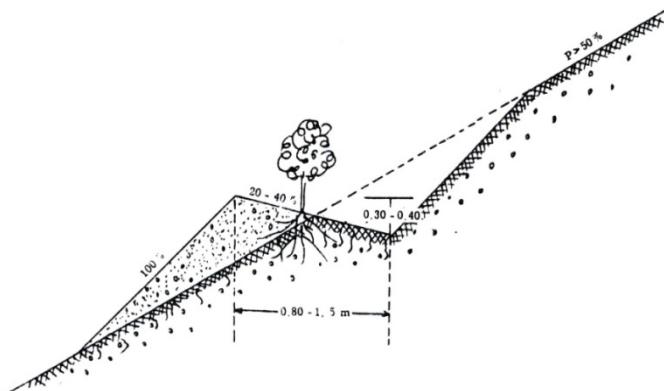
۴-۲-۲-۲) انواع بانکت (تراس آبراهه‌ای)

به طور کلی، براساس ابعاد بانکت و شیب زمین، دو نوع بانکت وجود دارد که عبارتند از:

الف) بانکت‌های با شیب زیاد

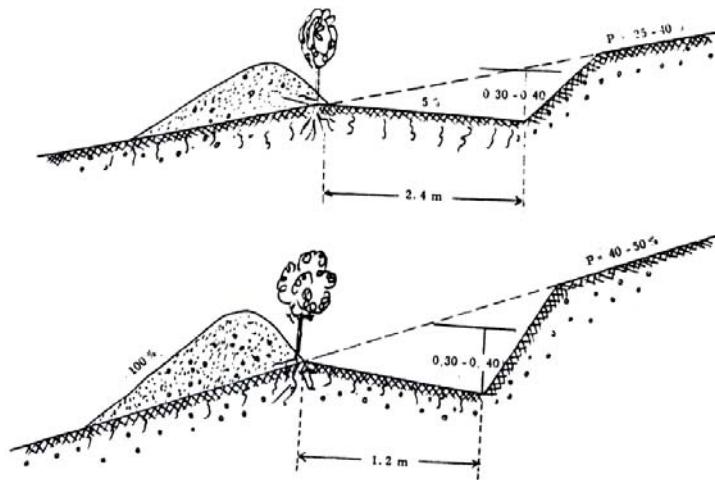
به طور معمول، این نوع بانکت‌ها برای کشت درختان میوه و یا جنگل کاری به کار می‌روند که خود به دو دسته‌ی "تراس آبراهه‌ای با نیمرخ وی-شکل یا گرادین"^۱ و "تراس آبراهه‌ای با نیمرخ ذوزنقه‌ای یا با نیمرخ نرمال" تقسیم‌بندی می‌شوند.

به طور عمده، بانکت‌های با نیمرخ وی-شکل، در شیب‌های تند (بالای ۶۰ درصد) احداث می‌شوند (شکل ۴-۵). از مزایای این نوع بانکت‌ها می‌توان به پایین‌بودن هزینه‌ی ساخت، کم بودن حجم خاکبرداری و سهولت احداث (استفاده از وسایل ساده، مانند بیل و کلنگ) اشاره نمود.



شکل (۴-۵): بانکت (تراس آبراهه‌ای) با نیمرخ وی-شکل

بانکت با مقطع ذوزنقه‌ای (تراس آبراهه‌ای با نیمرخ نرمال)، به طور معمول، در شیب‌های کمتر از ۶۰ درصد ساخته می‌شود (۴-۶). بیشتر اوقات، در مناطق مرطوب برای پایداری پشت‌های داخل بانکت یا روی پشت‌های را علوفه‌کاری می‌کنند.



شکل (۶-۴): بانکت (تراس آبراهه‌ای) با نیميخ نرمال

ب) بانکت‌های کم شیب (بانکت غلات)

این نوع بانکت‌ها، به طور عمده، در اراضی دارای شیب کمتر از ۱۸ درصد ساخته می‌شوند. در نتیجه، ذخیره‌ی رطوبت خاک در این اراضی، به خوبی انجام می‌شود و عملیات کشت‌وکار در آن‌ها قابل انجام است. بانکت‌های کم شیب، خود به سه دسته‌ی زیر تقسیم می‌گردند:

۱) بانکت با انحنای دوگانه (تراس پایه پهنه^۱ یا تراس مانگوم^۲)

این نوع تراس‌ها، به طور معمول، در اراضی دارای شیب کمتر از ۱۲ درصد (۶ تا ۱۲ درصد) ساخته می‌شوند (شکل ۶-۴). مزیت تراس مانگوم در این است که با ایجاد آن، کل منطقه به زیر کشت می‌رود.

1- Broad-base terrace

2- Mangum terrace



شکل (۴-۷): تراس پایه پهن یا تراس مانگوم

(۲) بانکت با انحنای ساده (تراس با شیب پشت تند^۱)

این بانکت‌ها بیشتر در اراضی دارای شیب بین ۱۲ تا ۱۸ درصد ساخته می‌شوند (شکل ۴-۸). ساخت بانکت با انحنای ساده، شیب زمین واقع بین دو تراس را کاهش می‌دهد. در این نوع تراس‌ها، بجز قسمت‌های پایین پشته‌ها، بقیه‌ی مزرعه به زیر کشت می‌رود. حالت تقریر موجود در آن‌ها باعث می‌شود که ذخیره‌ی رطوبتی زمین، بهخوبی صورت گیرد و امکان دیم‌کاری در این تراس‌ها وجود داشته باشد.



شکل (۴-۸): تراس با شیب پشت تند

(۳) بانکت با انحنای سه‌گانه (تراس آبراهه‌ای مسطح)

این نوع بانکت‌ها به دلیل آنکه در شیب‌های کمتر از ۶ درصد ساخته می‌شوند، اغلب برای دیم‌کاری غلات کاربرد دارند. این تراس‌ها آب را در سطح خود نگه می‌دارند و میزان روان‌آب را بسیار کاهش می‌دهند.

۴-۲-۲-۳) محاسبات مربوط به بانکت‌ها

فاصله‌ی بین دو بانکت متواالی باید به گونه‌ای انتخاب شود که روان‌آب حاصل از شدیدترین باران در یک دوره‌ی ده‌ساله نتواند در آن فرسایش ایجاد کند و منجر به تخریب بانکت شود. به همین منظور، باید سرعت آستانه‌ی فرسایش را محاسبه نمود که به عوامل مختلفی چون شدت بارندگی، خصوصیات خاک و شیب زمین بستگی دارد. از آنجا که محاسبه‌ی سرعت آستانه‌ی فرسایش مشکل است؛ بنابراین، برای محاسبه‌ی فاصله‌ی بین بانکت‌ها از یکسری روابط تجربی استفاده می‌شود که مهم‌ترین این روابط، به شرح زیر می‌باشند:

^۱) رابطه‌ی ساکارادی^۱

حفظات آب و خاک تکمیلی/۱۳۴

این معادله در کشور الجزایر به دست آمده است که برای شیب‌های کمتر از ۲۵ درصد، فرمول آن به صورت زیر می‌باشد:

$$H = [P(260 \pm 10)]^{\frac{1}{2}}$$

که در آن:

H = فاصله‌ی عمودی بین دو بانکت متواالی (بر حسب متر)

P = شیب زمین (بر حسب متر در متر)

عدد ۲۶۰ ذکر شده در فرمول بالا، ممکن است که بین ۲۵۰ تا ۲۷۰ باشد، بسته به عواملی مانند نوع خاک، نفوذپذیری و پوشش گیاهی تغییر کند. در شرایط مناسب، از علامت مثبت (+) و در شرایط نامناسب، از علامت منفی (-) استفاده می‌شود.

این رابطه، برای شیب‌های بیشتر از ۲۵ درصد، به شکل زیر است:

$$H = (64P)^{\frac{1}{2}}$$

(۲) رابطه‌ی ایرانی

برای ایران، با توجه به متوسط شدت بارندگی $1/5$ میلی‌متر در دقیقه، رابطه‌ی زیر پیشنهاد شده است:

$$\frac{H}{P} = 100$$

که در آن:

H = فاصله‌ی عمودی بین دو بانکت متواالی (بر حسب متر)

P = شیب زمین (بر حسب متر در متر)

(۳) رابطه‌ی رامسر^۱

این فرمول که توسط سرویس حفاظت خاک آمریکا (SCS) نیز مورد استفاده قرار می‌گیرد، برای اراضی با شیب کم (به طور معمول، کمتر از ۲۰ درصد) و به صورت زیر پیشنهاد شده است:

$$H = 0.7 \cdot 5 (ap + b)$$

که در آن:

H = فاصله‌ی عمودی دو بانکت متواالی (بر حسب متر)

p = شیب زمین (بر حسب متر در متر)

$a =$ عامل بارندگی

مقدار این عامل برای مناطق با بارندگی کم تا زیاد، به ترتیب، برابر $0/6$ تا $0/3$ قابل تغییر است.

$b =$ عامل خاک و پوشش گیاهی

مقدار این عامل، بر حسب فرسایش‌پذیری خاک، سامانه‌های کشت‌وکار و مدیریت خاک، از یک تا دو تغییر می‌کند. عدد یک، برای خاک‌های حساس به فرسایش و شیوه‌ی کشت‌وکار مرسوم کاربرد دارد؛ در حالی که عدد دو، برای خاک‌های مقاوم به فرسایش و روش‌های کشاورزی که بقایای گیاهی را در سطح خاک باقی می‌گذارند، به کار می‌رود. به طور کلی، رابطه‌ی بین فاصله‌ی افقی و عمودی بانکت‌ها (تراس‌های آبراهه‌ای)، به صورت زیر است:

$$L = \frac{H}{P} \times 100$$

که در آن:

$L =$ فاصله‌ی افقی بین دو بانکت متواالی (بر حسب متر)

$H =$ فاصله‌ی عمودی بین دو بانکت متواالی (بر حسب متر)

$P =$ درصد شیب

در تعیین ابعاد بانکت‌ها باید نکات زیر را مورد توجه قرار داد:

۱) ابعاد بانکت‌ها متناسب با عمق خاک در محل مورد نظر باشد.

۲) حجم خاکریزی و خاکبرداری، تقریباً مساوی باشد.

۳) شیب جانبی بانکت‌ها پایدار باشد.

۴) بانکت‌ها باید طوری طراحی شوند که بتوانند در موقع ضروری، آبهای حاصل از بارندگی‌های شدید را از خود عبور دهند.

در صورتی که بخواهید سطح مقطع یک تراس آبراهه‌ای شیب‌دار را محاسبه نمایید، می-

توانید از فرمول زیر بهره بگیرید:

$$Q = a \cdot V$$

که در این فرمول:

$Q =$ دبی جریان (بر حسب مترمکعب بر ثانیه)

$a =$ سطح مقطع بانکت (بر حسب مترمربع)

w w w . P n u N e w s . c o m

$V =$ حداکثر سرعت مجاز جریان (بر حسب متر بر ثانیه)

حداکثر سرعت مجاز جریان، بسته به جنس خاک و نفوذپذیری آن، متفاوت می‌باشد (جدول ۴-۵).

جدول (۴-۵): حداکثر سرعت مجاز جریان در بانکت

نوع خاک	سرعت مجاز
شن لومی	۰/۵۳
لوم رسی	۰/۶۱
لوم فشرده	۰/۷۶
رس خیلی فشرده	۱/۱۴

سطح مقطع بانکت‌های مسطح، بر اساس حداکثر روان‌آب مورد انتظار در یک دوره بارندگی ده‌ساله و با توجه به فرمول زیر تعیین می‌گردد:

$$S = L \cdot d$$

که در آن:

$S =$ سطح مقطع بانکت مسطح (بر حسب مترمربع)

$L =$ فاصله‌ی افقی دو تراس متواالی (بر حسب متر)

$d =$ عمق روان‌آب (بر حسب متر)

مثال:

تعدادی بانکت مسطح در یک شیب ۱۸ درصد تعییه شده‌اند. فاصله‌ی عمودی بین این بانکت‌ها ۵ متر می‌باشد. در صورتی که حداکثر عمق آبدوی، ۱۲ سانتی‌متر باشد؛ سطح مقطع بانکت‌ها را محاسبه نمایید؟

حل:

ابتدا باید فاصله‌ی افقی بانکت‌ها را محاسبه نمود:

$$L = (5 \div 18) \times 100 = 27/78 \text{ (متر)}$$

در نتیجه، سطح مقطع هر بانکت، برابر خواهد بود:

$$S = 27/78 \times 0/12 = 3/33 \text{ (مترمربع)}$$

۴-۲) مبارزه با فرسایش خندقی (گالی)

մبارزه با فرسایش گالی، نسبت به مبارزه با فرسایش ورقه‌ای و شیاری، مشکل‌تر است؛ چراکه گالی، مرحله‌ی پیشرفت‌تری از فرسایش‌های ورقه‌ای و شیاری محسوب می‌گردد. بنابراین، مبارزه با این فرسایش را هم باید در خود گالی و هم در حوزه‌ی آبخیز مربوط به آن اجرا نمود. به‌طور کلی، در مبارزه با فرسایش خندقی از دو روش زیر می‌توان بهره گرفت:

۱) مبارزه‌ی بیولوژیکی

در این روش، با توجه به منطقه و شرایط آب و هوایی، گونه‌های گیاهی مناسب انتخاب و کاشته می‌شوند. توصیه می‌گردد که حتی‌الامکان از گیاهان چندساله‌ی بومی منطقه استفاده شود که ارزش حفاظتی و اقتصادی دارند. همچنین، بایستی توجه داشت که کشت گیاهان بر روی دیواره‌های خندق، بسیار دشوارتر از کف آن می‌باشد؛ چراکه شبیب دیواره‌ها خیلی تندر است و خاک آن‌ها، بی‌ثبات و فرسایش‌پذیر می‌باشد. در هر حال، گیاهانی مانند افقیا، سنجده، زبان گنجشک و ارغوان را می‌توان برای کنترل گالی‌ها استفاده نمود.

به‌طور معمول، برای کنترل گالی از طریق پوشش گیاهی، انجام راهکارهای زیر ضروری است:

الف) شبیب دادن دیواره‌های گالی

ب) بذرپاشی و نهال‌کاری در کف و دیواره‌های گالی

پ) تثبیت دیواره‌های گالی از طریق استفاده از هیدرومالمج^۱ (که مخلوطی از بذر، کود شیمیایی و آب می‌باشد)

۲) مبارزه‌ی مهندسی

در این شیوه، با احداث تأسیسات ساختمانی و مهندسی، بستر و دیواره‌های خندق کنترل می‌شوند. توصیه می‌گردد که ابتدا با احداث یک کanal انحرافی، روان‌آب حاصل از حوزه‌ی آبخیز گالی به یک مسیر مطمئن هدایت شود. کanal مزبور باید طوری طراحی شود که فاصله‌ی آن از دهانه‌ی گالی، حدود سه تا چهار برابر عمق گالی باشد.

یکی از معمول‌ترین راهکارهای مهندسی در مبارزه با فرسایش گالی، ایجاد بند (سد) می‌باشد. به‌منظور کاهش هزینه‌ها باید سعی نمود که تا حد امکان از مواد موجود در محل برای ساخت بند استفاده شود. همچنین، بایستی توجه داشت که بند اصلی، در قسمت پایین‌دست

خندق ایجاد گردد.

۴-۲-۱) بندهای موقتی

بسته به شرایط محیط و مقدار هزینه، بندها را می‌توان به دو شکل کلی "موقتی" یا "دائمی" احداث نمود.

۴-۲-۱-۱) بندهای موقتی

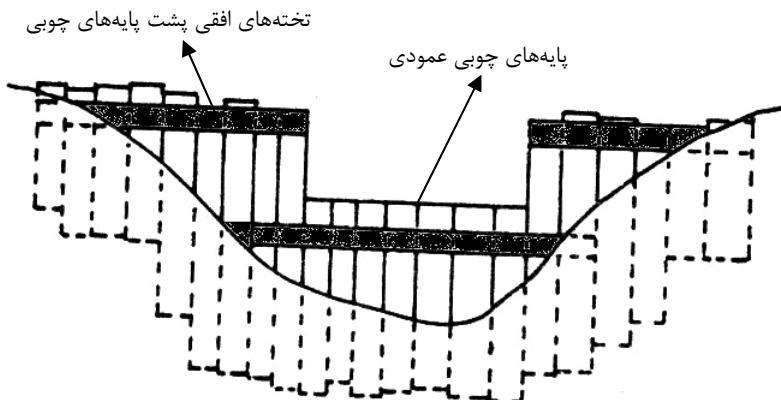
در مواقعي که شرایط مناسب برای رشد و نمو گیاه در یک محل وجود ندارد و یا منطقه مورد نظر، از خاک مناسبی برخوردار نمی‌باشد، می‌توان از بندهای موقتی استفاده نمود. به طور معمول، بندهای موقتی از مواد ارزان قیمت موجود در منطقه (مانند شاخه‌های درختان، چوب، سنگ، خاک و یا مواد دیگر) ساخته می‌شوند. این بندها اغلب متخلخل می‌باشند و تنها به منظور گند کردن سرعت جریان آب و در نتیجه، افزایش رسوب گذاری مواد ایجاد می‌گردند. البته باستی توجه داشت که اگر در ساخت بندهای موقتی از مصالح ساختمانی استفاده شود؛ در این صورت، دیگر متخلخل نمی‌باشند و در نتیجه، بار واردہ به بند در اثر فشار آب، زیاد خواهد بود. بنابراین، باید در ساخت آن‌ها دقیق نمود که از استحکام کافی برخوردار باشند. بر حسب اینکه در ساخت بندهای موقتی، از چه موادی استفاده می‌شود، این بندها را به انواع مختلف تقسیم نموده‌اند که در ادامه‌ی مطالب این فصل، به برخی از مهم‌ترین آن‌ها اشاره می‌گردد.

۴-۲-۱-۱-۱) بندهای چپری^۱

این بندها برای آبراهه‌های کوچکی کاربرد دارند که سطح حوزه‌ی بالادست آن‌ها کم باشد. به عبارت دیگر، بندهای چپری در مواردی استفاده می‌شوند که طول آبراهه یا کانال خندق، کمتر از ۱۰۰ متر و مساحت حوزه‌ی بالادست محل بند، کمتر از یک هکتار باشد. همچنین، جنس مصالح بستر این بندها باید به گونه‌ای انتخاب شود که امکان فروبردن پایه‌های چوبی در زمین وجود داشته باشد.

۲-۱-۲-۴) بندهای چوبی^۱

این بندها از پایه‌های چوبی و الوارهایی که در بین پایه‌ها قرار می‌گیرند، ساخته می‌شوند. بهطور معمول، بندهای چوبی برای آبراهه‌ها و خندق‌هایی به کار می‌روند که طول کanal آن‌ها کمتر از ۱۰۰ متر و سطح حوزه‌ی بالادست، کمتر از دو هکتار است. از طرفی، جنس بستر این بندها باستی امکان فروبردن پایه‌های چوبی را داشته باشد. البته، استحکام این بندها را می‌توان با پیچ کردن یا متصل کردن چند تخته‌ی افقی به پشت تیرهای عمودی افزایش داد (شکل ۹-۴).



شکل (۹-۴): نمای کلی یک بند چوبی و تخته‌های افقی پشت پایه‌ها

۲-۱-۲-۳) بندهای خشکه‌چین^۲

این بندها یکی از معمول‌ترین بندهای اصلاحی هستند که برای آبراهه‌ها و خندق‌های کوچک با مساحت حوزه‌ی آبخیز کمتر از چهار هکتار و شیب آبراهه‌ی کمتر از ۲۰ درصد ساخته می‌شوند. بهطور معمول، بندهای خشکه‌چین را با مقطع ذوزنقه‌ای می‌سازند و حداکثر ارتفاع این بندها از محل پی، دو متر می‌باشد. شیب شیروانی پایین دست این بندها نیز حدود ۱۵ تا ۲۰ درصد لحاظ می‌شود.

1- Log dams

2- Boulder check dams

۴-۱-۲-۴) بندهای سنگ چین ملات دار

این بندها با سنگ و ملات سیمان ساخته می‌شوند و به‌طور معمول، برای مهار سیل و یا ایجاد یک نقطه‌ی ثابت و مستحکم در کanal خندق ساخته می‌شوند. بندهای مزبور، در خندق‌هایی با طول کمتر از ۱۰۰۰ متر و سطح حوزه‌ی کمتر از ۲۰ هکتار کاربرد دارند. از آنجا که هزینه‌ی احداث این بندها زیاد می‌باشد؛ به تعداد زیاد ساخته نمی‌شوند. این سدها با ارتفاع حداقل شش متر ساخته می‌شوند. بستر محل احداث آن‌ها باید مقاومت کافی در مقابل نشست و لغزش را داشته باشد.

۴-۱-۲-۵) بندهای گابیونی^۱

این بندها نیز به عنوان سازه‌های کاهش شیب با هدف مهار رسوب کاربرد دارند. منظور از گابیون، جعبه و یا سبدهایی به شکل مکعب مستطیل است که از تور سیمی به قطر سه تا چهار میلی‌متر ساخته می‌شوند. به‌طور معمول، ابعاد این جعبه‌های توری، "۷۵ × ۷۵ × ۰/۰" متر و ضخامت آن‌ها ۰/۵ متر است. برای ساخت گابیون از سیم‌های گالوانیزه استفاده می‌شود که دلیل آن، افزایش دوام در برابر زنگزدگی می‌باشد. در قسمت بالای گابیون، یک درب گذاشته می‌شود که به‌دلیل تعبیه‌ی یکسری لولا، قابلیت باز و بسته شدن دارد. برای ساختن بندهای گابیونی، ابتدا هر یک از گابیون‌ها را در عرض سد قرار می‌دهند و از قطعات سنگ پُر می‌کنند و سپس، درب آن‌ها را می‌بندند و با سیم محکم می‌کنند.

۴-۱-۲-۶) بندهای دائمی

هنگامی که بندهای موقت برای کنترل خندق کافی نباشند، بایستی از بندهای دائمی استفاده نمود. این بندها اغلب در خندق‌های بزرگ ایجاد می‌شوند و برای ساخت آن‌ها از مصالح ساختمانی و سیمان استفاده می‌گردد. اگرچه هزینه‌ی احداث اینگونه بندها بیشتر از بندهای موقتی است؛ ولی در مقابل، هزینه‌ی حفظ و نگهداری آن‌ها کمتر است. بندهای دائمی را می‌توان به دو شکل زیر ایجاد نمود:

(۱) مستقیم

(۲) قوسی شکل

بندهای مستقیم، بهصورت یک دیوار نازک مستقیم در عرض خندق ساخته می‌شوند. در این بندها برای کاهش فشار آب واردشده به بند، سوراخ‌هایی در بدنۀ بند تعبیه می‌کنند. بندهای قوسی شکل، بهصورت یک دیوار نازک قوسی در عرض خندق ساخته می‌شوند. در این بندها انحنای قوس به طرف سراب می‌باشد. از آنجا که قسمت اعظم فشار آب واردشده به بند، بهطور مستقیم به دیوارهای منتقل می‌شود؛ بنابراین، بندهای قوسی شکل را اغلب در خندق‌هایی می‌سازند که دارای دیوارهای محکمی باشند. بهطور کلی، در حجم مصالح یکسان، استحکام سدهای قوسی شکل، چند برابر بیشتر از استحکام بندهای مستقیم است.

۴-۳-۲) محاسبات مربوط به بندها

بهطور معمول، برای مبارزه با فرسایش گالی، از چندین بند استفاده می‌شود. بنابراین، از جمله اقدامات اولیه برای ساخت این بندها، محاسبه‌ی فاصله‌ی بین آن‌ها، تعداد و ارتفاع این بندها می‌باشد که در ادامه‌ی مطالب فصل حاضر، به اینگونه موارد پرداخته شده است.

۴-۲-۲-۱) فاصله‌ی بین بندها

فاصله‌ی بین بندها به شیب آبراهه (گالی)، شیب حد و ارتفاع مؤثر بند بستگی دارد. این فاصله، از رابطه‌ی زیر قابل محاسبه است:

$$S = \frac{H}{(P - i)}$$

که در این معادله:

S = فاصله‌ی بین بندها (بر حسب متر)

H = ارتفاع مؤثر بند (بر حسب متر)

منظور از ارتفاع مؤثر، ارتفاع بند از کف آبراهه تا تاج سرریز آن می‌باشد.

P = شیب آبراهه (بر حسب متر در متر)

i = شیب حد (بر حسب متر در متر)

منظور از شیب حد، شیب رسوباتی است که انتظار می‌رود در بالادست بند تجمع یابند. در

عمل، شیب حد را معادل با یک‌سوم شیب طبیعی آبراهه در نظر می‌گیرند.

W W W . P n u N e w s . c o m

۴-۲-۲) تعداد بندها

تعداد بندها در یک خندق را می‌توان از رابطه‌ی زیر به دست آورد:

$$N = L \frac{(P - i)}{H}$$

که در این رابطه:

$N =$ تعداد بندها

$L =$ طول خندق (بر حسب متر)

$P =$ شیب آبراهه (بر حسب متر در متر)

$i =$ شیب حد (بر حسب متر در متر)

$H =$ ارتفاع مؤثر بند (بر حسب متر)

۴-۲-۳) ارتفاع بندها

اهمیت ارتفاع مؤثر بندها در مقدار حجم رسوب جمع شده در پشت بند می‌باشد. به طور معمول، ارتفاع بندهایی که برای کنترل خندق ساخته می‌شوند، کم است و از سه تا چهار متر، بیشتر تجاوز نمی‌کند. در هر حال، بلندی یا کوتاهی ارتفاع بندها بسته به هدف مطالعه می‌تواند طراحی شود. اگر هدف از ایجاد بند، کنترل سریع فرسایش خندقی باشد؛ بهتر است که از بندهای کوتاه استفاده نمود و در صورتی که هدف، جمع‌آوری رسوبات باشد؛ باید از بندهای بلند بهره گرفت. به طور کلی، بندهای کوتاه و به تعداد زیاد، مناسب‌تر از یک بند بلند می‌باشند؛ زیرا هزینه‌ی ساخت آن‌ها کمتر است.

مثال:

به منظور کنترل یک گالی به طول ۳۰۰ متر و شیب ۹ درصد، تعدادی بند به ارتفاع ۹۰ سانتی‌متر طراحی شده‌اند. فاصله‌ی بین این بندها و تعداد دقیق آن‌ها را محاسبه نمایید.
حل:

در صورتی که شیب حد این گالی را معادل با یک‌سوم شیب طبیعی آن فرض کیم؛ آنگاه مقدار آن، برابر با 3 درصد خواهد بود. بنابراین، فاصله‌ی بین بندها برابر خواهد بود با:

$$S = 0.09 - (0.003 \div 0.09)$$

تعداد بندها نیز به صورت زیر محاسبه می‌شوند:

$$N = \frac{300}{((0.9 - 0.3) \times 0.9)} = 20$$

۴-۳) مبارزه با فرسایش کنار رودخانه‌ای (بالارونده)

این نوع فرسایش، باعث می‌شود که زمین‌های اطراف رودخانه‌ها از بین بروند و سطح زیر کشت آن‌ها کاهش یابند. بنابراین، مبارزه با فرسایش بالارونده، بایستی در طرح‌های تثبیت بستر رودخانه مد نظر قرار گیرد. به‌طور کلی، در اینگونه طرح‌ها اهداف زیر دنبال می‌گردد:

(۱) جلوگیری از فرسایش و تخریب دیواره‌ها و بستر رودخانه‌ها و به خطر افتادن اراضی حاشیه‌ی رودخانه‌ها

(۲) جلوگیری از تخریب تأسیسات آبی و شبکه‌ی بهره‌برداری از رودخانه‌ها

(۳) کنترل سیلاب و کاهش خطر سیل‌گرفتگی اراضی دشت سیلابی رودخانه‌ها

عامل اصلی فرسایش کنار رودخانه‌ای، تماس مستقیم جریان آب با دیواره‌ها و شسته شدن پای دیواره‌ها است. بنابراین، اساس مبارزه با فرسایش کنار رودخانه‌ای، بر پایه‌ی سه راهکار زیر استوار می‌باشد:

(۱) کم کردن سرعت آب (به‌منظور کاهش قدرت تخریب آن)

(۲) جلوگیری از پیچ خوردگی^۱ و سینوسی شدن مسیر آب

(۳) افزودن مقاومت بستر و کناره‌های رودخانه

برای تثبیت کناره‌های رودخانه، روش‌های متفاوتی وجود دارند که انتخاب این روش‌ها به عواملی چون محل اجرای پروژه، فاصله و مقدار دسترسی به مصالح مورد نیاز، مقدار بودجه‌ی اختصاص یافته، درجه‌ی حفاظت مورد نیاز و خصوصیات هیدرولیکی و مرفو‌لوزیکی رودخانه‌ی مورد نظر بستگی دارد. در هر حال، تثبیت دیواره‌های رودخانه به دو صورت مستقیم و غیرمستقیم انجام‌پذیر می‌باشد.

۴-۳-۱) ثبیت کناره‌های رودخانه به روش مستقیم

این روش، از طریق ایجاد پوشش بدنی و با استفاده از مصالح گوناگون انجام می‌شود. در واقع، پوشش‌های بدنی بر روی کناره‌های فرسایش‌پذیر رودخانه و به موازات جریان آب احداث می‌گردند تا با ایجاد دیواره‌ای با شیب جانبی ملایم، از فرسایش بالارونده جلوگیری نمایند. روش‌های متداولی در دنیا برای ثبیت مستقیم دیواره‌های رودخانه‌ها وجود دارند که برخی از معمول‌ترین آن‌ها عبارتند از:

الف) پوشش بدنی با استفاده از گیاهان مختلف

ب) پوشش بدنی سنگریزهای^۱

پ) پوشش بدنی با روکش تورسنگی (گابیونی)

ت) پوشش بدنی با کیسه‌های محتوی مخلوط سیمان و ماسه

ث) پوشش بدنی با لاستیک‌های فرسوده

ج) پوشش بدنی با مخلوط خاک و سیمان

بعضی از سازه‌های اشاره‌شده در بالا، نسبت به برخی دیگر، از انعطاف‌پذیری بالاتری برخوردار هستند. حفاظت دیواره‌های رودخانه با پوشش گیاهی و یا روکش سنگریزهای، نمونه-هایی از سازه‌های انعطاف‌پذیر می‌باشند؛ در حالی که پوشش بدنی با مخلوط خاک و سیمان، یک سازه‌ی سخت و صلب (انعطافناپذیر) محسوب می‌گردد. بهطور کلی، برای حفاظت دیواره‌های رودخانه، سازه‌های انعطاف‌پذیر، نسبت به سازه‌های انعطافناپذیر، برتری دارند؛ چراکه دیواره‌های رودخانه، به‌طور طبیعی، بر اثر نیروی تراوش آب و پدیده‌ی زیرشوابی رودخانه، نشت‌های ناهمگون می‌کنند و در این‌صورت، یک سازه‌ی سخت و صلب، به‌سهولت، دچار ترک‌خوردگی می‌شود یا بخش‌هایی از آن تخریب می‌گردد و سرانجام منجر به گسیختگی کل سازه و تشدید روند تخریبی دیواره خواهد شد. این در حالی است که سازه‌های انعطاف‌پذیر، نسبت به تغییرات مزبور، قابلیت تنظیم (جابجایی) و تحکیم دارند و مرمت و بازسازی مجدد آن‌ها نیز امکان‌پذیر است.

۴-۳-۲) تثبیت کناره‌های رودخانه به روش غیرمستقیم

این کار از طریق احداث انواع آب‌شکن (اپی)^۱ و یا ایجاد یکسری حصار^۲ در بخش‌های فرسایش‌پذیر دیواره‌ی رودخانه‌ها انجام می‌گیرد.

۴-۳-۲-۱) آب‌شکن

آب‌شکن‌ها سازه‌هایی می‌باشند که به‌طور متواالی و به‌صورت عمود یا مایل بر دیواره‌ی خارجی پیچ‌های رودخانه در قسمت‌های فرسایش‌پذیر دیواره‌ی رودخانه قرار می‌گیرند. در واقع، احداث سازه‌های آب‌شکن به‌صورت متواالی و با فاصله‌ی مشخصی از هم‌دیگر، باعث می‌شود تا علاوه بر اصلاح الگوی جریان رودخانه و جلوگیری از فرسایش دیواره‌های آن، نوعی گرداب افقی در بین آب‌شکن‌ها ایجاد گردد. این گرداب، به‌تدريج باعث رسوب‌گذاري مواد در بین آب‌شکن‌ها می‌شود و در نتیجه، ساحل جدیدی بین آب‌شکن‌ها و در جلوی ساحل قبلی رودخانه ایجاد خواهد شد که بدین‌ترتیب با دور کردن بستر اصلی رودخانه از ساحل قبلی خود، اهداف احداث آب‌شکن برآورده خواهد گردید.

جنس آب‌شکن‌ها از مصالح و مواد ساختمانی مختلف می‌باشد که برخی از مهم‌ترین انواع آن‌ها عبارتند از:

(۱) آب‌شکن سنگریزه‌ای

(۲) آب‌شکن فلزی

(۳) آب‌شکن چوبی با سرشاخه‌ی درختان

(۴) آب‌شکن تورسنگی (گابیونی)

(۵) آب‌شکن شمع فلزی

به‌طور کلی، انتخاب نوع آب‌شکن به قابل دسترس بودن مصالح، عمق رودخانه و سهولت شرایط اجرای کار در محل مربوطه بستگی دارد. از طرفی، آب‌شکن‌ها را طوری می‌سازند که نسبت به دیواره‌ی رودخانه، زاویه ایجاد کند. بنابراین، بر حسب زاویه‌ای که آب‌شکن با دیواره‌ی رودخانه تشکیل می‌دهد، آن‌ها را به سه گروه مختلف طبقه‌بندی نموده‌اند (شکل ۴-۱۰):

(۱) آب‌شکن‌های برگردان: این آب‌شکن‌ها از زاویه‌ای منفرجه (باز) نسبت به جریان آب

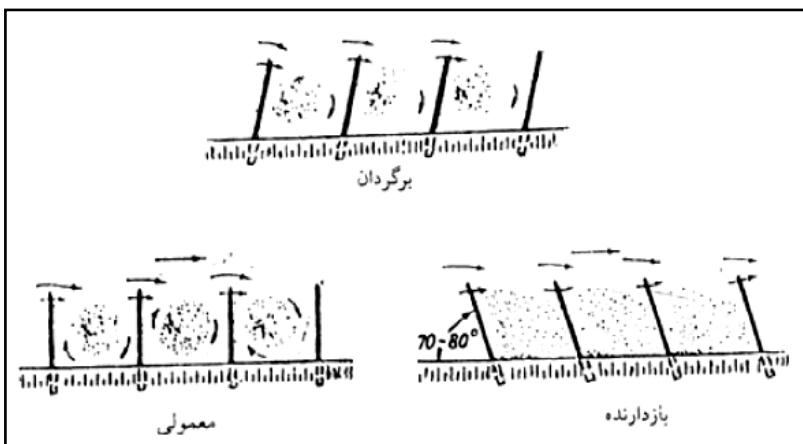
1- Epi or retard

2- Fence

برخوردار می‌باشند و در نتیجه، مسیر آب را به وسط رودخانه منحرف می‌کنند.

(۲) آب‌شکن‌های معمولی: این آب‌شکن‌ها، به طور معمول، عمود بر دیواره‌ی رودخانه احداث می‌شوند و به همین دلیل، برخی از افراد، آن‌ها را آب‌شکن‌های عمودی نامیده‌اند.

(۳) آب‌شکن‌های بازدارنده: این آب‌شکن‌ها از زاویه‌ای حاده (حدود ۷۰ تا ۸۰ درجه) نسبت به جریان آب برخوردار می‌باشند که هدف اصلی از ساخت اینگونه آب‌شکن‌ها، جمع‌آوری رسوبات است.



شکل (۴-۱۰): انواع آب‌شکن بر اساس زاویه‌ی آب‌شکن با دیواره‌ی رودخانه

فاصله‌ی بین آب‌شکن‌ها به عواملی چون سرعت آب، طول آب‌شکن، مسیر انعکاس آب و میزان انحنای مسیر رودخانه بستگی دارد. به طور تجربی، فاصله‌ی بین آب‌شکن‌ها را حدود دو تا سه برابر طول آن‌ها در نظر می‌گیرند. البته در رودخانه‌های کوچک، فاصله‌ی بین آب‌شکن‌ها ممکن است که مساوی عرض رودخانه لحاظ شود که در این صورت، طول آب‌شکن‌ها را معادل یک‌چهارم فاصله‌ی بین آن‌ها در نظر می‌گیرند. در هر حال، طول آب‌شکن را می‌توان از رابطه‌ی زیر محاسبه نمود:

$$L = a\sqrt{Q_{1..}}$$

که در آن:

L = طول آب‌شکن (بر حسب متر)

$a =$ ضریبی است که مقدار آن بین چهار تا پنج متغیر می‌باشد.

$Q_{1..} =$ دبی صدساله‌ی رودخانه (بر حسب مترمکعب در ثانیه)

به طور معمول، عرض آب‌شکن را نیز سه تا چهار متر در نظر می‌گیرند. همچنین، ارتفاع آب‌شکن باید به اندازه‌ای باشد که آب‌شکن در داخل آب غوطه‌ور نشود.

افزون بر مطالب گفته شده، در ساخت آب‌شکن‌ها باید به موارد زیر توجه داشت:

(الف) در طراحی آب‌شکن‌ها باید به مسأله‌ی آب‌شستگی در محل دماغه‌ی آب‌شکن توجه داشت تا از تخریب کل آب‌شکن جلوگیری شود. بنابراین، لازم است که پی نسبتاً عمیقی در این قسمت ساخته شود.

(ب) به منظور جلوگیری از سستی و جابجایی آب‌شکن‌ها که در اثر جذب آب و افزایش حجم ناچیه‌ی زیر آن‌ها اتفاق می‌افتد، باید با استفاده از موادی چون شن، ریگ و یا لوله، عمل زهکشی و خروج آب از این ناچیه صورت گیرد.

(پ) کاشت درخت و گیاهان تقویت‌کننده بر روی رسوباتی که در فاصله‌ی بین آب‌شکن‌ها تجمع می‌یابند، لازم و ضروری است.

(ت) ساخت آب‌شکن، بیشتر برای جاهایی توصیه می‌شود که جریان آب به دیواره‌ی رودخانه برخورد می‌کند و باعث تخریب آن می‌شود.

۱-۴-۳-۲) حصارکشی^۱

حصارکشی یا نرده‌کشی، ایجاد یک دیواره‌ی نفوذپذیر در امتداد قسمت فرسایش‌پذیر کناره‌ی رودخانه با استفاده از مصالحی چون چوب، لوله‌های بتنی، قطعات فلزی و یا تور سیمی می‌باشد که بیشتر برای رودخانه‌های با شیب کم و بار رسوبی زیاد، کاربرد دارد. دیواره‌ی مزبور، با فاصله‌ای از ساحل (کناره‌ی) رودخانه در امتداد طولی مسیر رودخانه مستقر می‌شود. در اثر کاهش سرعت جریان رودخانه، به تدریج رسوبات در فاصله‌ی بین نرده‌ها و کناره‌ی رودخانه انباسته می‌شوند و در نتیجه، بخشی از منبع تغذیه‌ی رسوبی رودخانه کنترل می‌گردد تا شرایط مناسبی برای پایداری و تثبیت کناره‌ی رودخانه فراهم آید.

شکل دیگری از فرسایش رودخانه‌ای، فرسایش بستر رودخانه می‌باشد که می‌بایستی با استفاده از سازه‌های تثبیت بستر، آن را مهار کرد. برای حفاظت و تثبیت بستر رودخانه، شیوه-

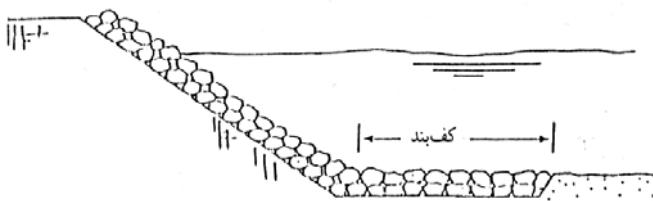
های زیر پیشنهاد گردیده‌اند:

۱) تثبیت بستر به روش کاهش شیب طولی رودخانه

۲) تثبیت بستر به روش سنگفرش (خشکه‌چینی، سنگ، سیمان و یا گابیون)

یکی از راه‌های مقابله با فرسایش بستر، بهویژه در رودخانه‌های پُرشیب کوهستانی، تثبیت بستر به روش کاهش شیب طولی رودخانه می‌باشد که این کار با ایجاد تأسیساتی مانند شیب-شکن‌ها و کف‌بندها^۱ انجام می‌شود. منظور از کف‌بند، سازه‌ای است که در عرض بستر رودخانه با ارتفاعی در حدود ارتفاع کف طبیعی رودخانه برای حفاظت بستر رودخانه در برابر افزایش سرعت جریان آب و جلوگیری از تخریب آن ساخته می‌شود.

همچنین، در قسمت‌هایی از بستر رودخانه که خاک آن سست می‌باشد و یا به عبارتی، از مارن و آهک تشکیل شده است، می‌توان با سنگفرش کردن کف بستر رودخانه، از کنده شدن آن جلوگیری نمود. شکل ۱۱-۴، چگونگی سنگفرش نمودن دیواره و بستر رودخانه را نشان می‌دهد.



شکل (۱۱-۴): چگونگی سنگفرش نمودن دیواره‌ی رودخانه و ایجاد کف‌بند

۴-۴) مبارزه با ریزش کناره‌ها و فرسایش توده‌ای

ایجاد ناپایداری و ریزش کناره‌ها، یکی از عوامل مؤثر در تولید رسوب توده‌ای، از بین رفت‌خاشیه‌ی رودخانه‌ها و اثرهای زیان‌بار زیست‌محیطی است. به‌طور عمده، ناپایداری در کناره‌ها، بر اثر فقر پوشش گیاهی و پراکندگی آن در حواشی رودخانه می‌باشد که پیامد آن، فرسایش شدید دیواره‌ها و بریدگی آن‌ها است. به‌طور کلی، مبارزه با فرسایش توده‌ای، بسیار مشکل است

و بهترین راهکار، پیشگیری از وقوع این نوع فرسایش می‌باشد. در هر حال، راهکارهای کلی ارایه شده برای کنترل فرسایش توده‌ای و مقاومسازی کناره‌ها را می‌توان در موارد زیر خلاصه نمود:

(۱) استفاده از روش‌های بیولوژیکی (مانند درختکاری و افزایش علوفه‌ها) برای ثبیت شیب‌ها.

گیاهان با توسعه‌ی ریشه‌های خود، باعث پایداری هرچه بیشتر خاک و بهم پیوستگی آن می‌شوند. بنابراین، با مهیا نمودن شرایط رشد و نمو پوشش گیاهی (بهخصوص در حواشی رودخانه‌ها)، می‌توان از وقوع فرسایش توده‌ای پیشگیری نمود. برای این منظور می‌توان از گراس‌ها (گیاهان علفی) و یا درختانی مانند بید استفاده نمود.

(۲) زرهی کردن مسیر کanal رودخانه و جداره‌های آن توسط پوشش‌های سنگی، سیمانی و دیگر مواد مقاوم موجود در محل.

(۳) پایداری شیب کناره‌ها توسط پوشش گیاهی و استفاده از تکنیک‌های زیستی برای مقاومسازی این شیب‌ها در برابر فرسایش.

(۴) استفاده از سازه‌ی دیوار حایل و محافظ که در طرح‌های مهندسی ایران، از این روش برای کنترل ریزش و فرسایش توده‌ای استفاده می‌شود (شکل ۱۲-۴).

(۵) کنترل سطح آب و ثابت نگاه داشتن آن در رودخانه و جلوگیری از نوسانات آب.

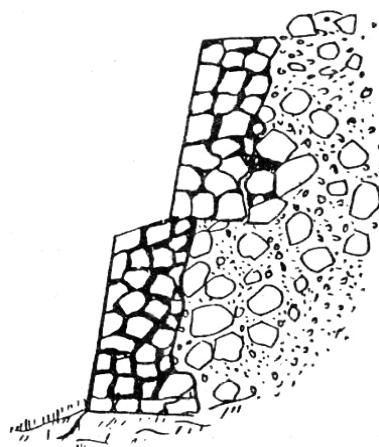
(۶) جلوگیری از احداث جاده‌ها در مناطق حساس.

(۷) احداث کanal‌های انحرافی بهمنظور خارج ساختن آب از مجرای اصلی و هدایت آن به مسیری موقتی برای جلوگیری از عبور آب از یک منطقه‌ی حساس.

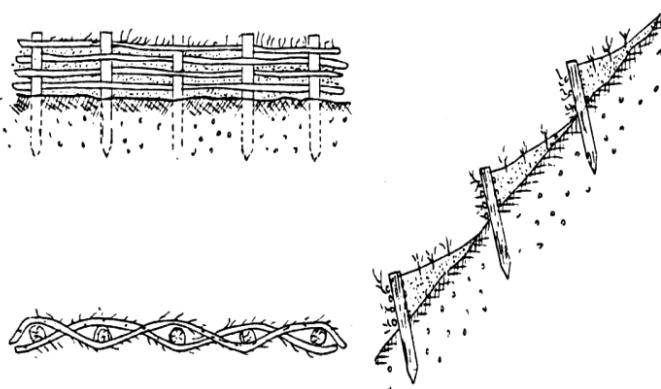
(۸) ایجاد زهکش و مدیریت آن در راستای خشک نگه داشتن مناطق مستعد فرسایش.

(۹) ثبیت شیب‌ها از طریق چپربندی

در این روش، یکسری نرده‌ی چوبی را با فواصل مشخص (حدود یک متر) در زمین فرو می‌کنند. البته سعی می‌شود که نرده‌ها از شاخه‌های نرمی ساخته شوند که هنوز سبز هستند و بهطور کامل، چوبی نشده‌اند. این عمل باعث می‌شود که به مرور، خاک در پشت آن‌ها جمع شود و شیب منطقه به صورت تراس‌های سکویی درآید. این تراس‌ها سرانجام زیر پوشش گیاهی قرار می‌گیرند و بدین‌صورت، شیب مربوطه ثبیت می‌گردد (شکل ۱۳-۴).



شکل (۱۲-۴): چگونگی استفاده از سازه‌ی دیوار حائل و محافظ



شکل (۱۳-۴): چگونگی تثبیت شیب با استفاده از چپربندی

۴-۵) پرسش

- ۱- عملیات حفاظت خاک به چند روش انجام می‌شود؟ نام ببرید.
- ۲- منظور از عملیات غیرمستقیم در حفاظت خاک چیست؟ چند روش از آن را نام ببرید.
- ۳- منظور از شخم کمینه چیست و اهمیت آن را در حفاظت خاک بیان نمایید.
- ۴- خصوصیاتی از پوشش گیاهی را نام ببرید که در حفاظت خاک مؤثر می‌باشند و دو مورد را به دلخواه توضیح دهید.
- ۵- هدف از کشت چند محصولی در حفاظت خاک چیست و اهمیت آن در چه مکان‌هایی است؟
- ۶- کشت روی خطوط تراز را توضیح دهید و بیان کنید که در چه شرایطی می‌توان از این روش استفاده نمود.
- ۷- منظور از حفاظت مستقیم خاک چیست و هدف از اجرای آن را بیان نمایید.
- ۸- سه مورد از تفاوت‌های تراس با بانکت را بنویسید.
- ۹- تراس پایه پهنه یا تراس مانگوم، بیشتر در چه شیب‌هایی توصیه می‌شود؟
- ۱۰- در زمین‌های با شیب خیلی زیاد (بیشتر از ۶۰ درصد)، کدام عملیات حفاظتی را برای جلوگیری از فرسایش خاک پیشنهاد می‌کنید؟ چرا؟
- ۱۱- با استفاده از فرمول ساکارדי محاسبه نمایید در صورتی که شیب زمین، یکنواخت و برابر با ۲۰ درصد باشد؛ اختلاف ارتفاع بین دو بانکت چند متر است؟
- ۱۲- حجم خاکبرداری لازم در یک سامانه‌ی تراس‌بندی سکویی قائم را در زمینی به طول ۱۰۰ متر و با شیب ۱۰ درصد محاسبه نمایید، اگر که در آن زمین، پنج ردیف تراس با عرض ۱۵ متر کشیده شده باشند.
- ۱۳- منظور از تثبیت کناره‌های رودخانه به روش مستقیم چیست؟ چهار روش را نام ببرید.
- ۱۴- در یک خندق که شیب آن، ۱۲ درصد و شیب حد آن، سه درصد است؛ قصد ایجاد بندهایی به ارتفاع دو متر را داریم. فاصله‌ی بین این بندها را محاسبه نمایید.
- ۱۵- توضیح دهید که چرا مبارزه با فرسایش توده‌ای، مشکل است؟

فصل پنجم

فرسایش بادی

اهداف

در پایان فصل، دانشجو با مفاهیم زیر آشنا می‌شود:

۱. اصول و علل ایجاد فرسایش بادی
۲. چگونگی انتقال ذرات توسط باد
۳. نتایج حاصل از عملکرد باد
۴. چگونگی کنترل فرسایش بادی
۵. استفاده از مالج در حفاظت خاک‌ها و ثبیت تپه‌های شنی

۱-۵ مقدمه

در فصل‌های قبل بیان شد که عمل فرسایش، پدیده‌ای است که در آن، مواد خاکی توسط عواملی از قبیل آب و باد انتقال می‌یابند. هر اندازه که در مناطق پُرباران، فرسایش آبی اهمیت دارد؛ در مناطق خشک و نیمه‌خشک نیز فرسایش بادی عامل اصلی هدررفتن خاک است و آثار نامطلوب آن را می‌توان به صورت کویر و بیابان ملاحظه نمود. در واقع باد، یکی از عوامل بسیار مهم فرسایش می‌باشد که اغلب در مناطق خشک و عاری از موانع طبیعی و پوشش گیاهی، ذرات خاک را بر می‌دارد و با خود حمل می‌کند.

اگرچه در مقیاس جهانی، اهمیت و خطر فرسایش بادی، کمتر از فرسایش آبی است؛ ولی گاهی عظمت آن از فرسایش آبی بیشتر می‌باشد. برای نمونه، طی سال‌های ۱۹۳۰ تا ۱۹۳۴، باد توانست در ایالات متحده‌ی آمریکا بالغ بر ۳۰۰ میلیون تن خاک را جابجا کند و روستاهای

شهرهای زیادی را مدفون نماید. در ایران (بهویژه فلات مرکزی) نیز فرسایش بادی، یکی از مسایل مهم بهشمار می‌رود و تا به حال خسارت‌های زیادی را به بار آورده است. بادهای شدید و طوفانی خوزستان، سیستان و بلوچستان، دشت لوت و کویر، همساله میلیون‌ها تن خاک را از بین می‌برند. مواد و ذرات ریز (گرد و غبار) که گاهی در آسمان مناطق خشک ایران، ابرهای زرد تا خاکستری را تولید می‌کنند، نشان بارزی از عمل فرسایش هستند.

۲-۵) اصول و علل ایجاد فرسایش بادی

مهم‌ترین عوامل مؤثر بر فرسایش بادی را می‌توان در موارد زیر خلاصه نمود:

(۱) خصوصیات خاک

(۲) آب و هوا

(۳) پوشش گیاهی

(۴) پستی و بلندی (توبوگرافی)

۲-۱) خصوصیات خاک

بهطور کلی، مقدار فرسایش بادی در خاک‌های مختلف، متفاوت است. دلیل این تفاوت را باید در خصوصیاتی چون بافت، جرم مخصوص، ساختمان، ماده‌ی آلی، رطوبت و شکل ذرات خاک جستجو نمود.

۲-۱-۱) بافت و جرم مخصوص خاک

اندازه و جرم مخصوص ذرات، دو عامل مهم در میزان فرسایش‌پذیری هر خاک محسوب می‌گردند. یک ذره‌ی خاک، هنگامی منتقل خواهد شد که اول، به اندازه‌ی کافی سبک و قابل حمل باشد و دوم، به اندازه‌ی کافی درشت باشد تا بخشی از آن در معرض باد قرار گیرد. ترکیب اندازه و جرم مخصوص هر ذره را با شاخصی به نام "قطر معادل"^۱ بیان می‌کنند که از رابطه‌ی زیر بهدست می‌آید:

1- Equivalent diameter

$$E_d = \frac{\rho_b \cdot D}{2/65}$$

که در آن:

E_d = قطر معادل (بر حسب سانتی متر)

ρ_b = جرم مخصوص ظاهری خاک (بر حسب گرم بر سانتی متر مکعب)

D = قطر ذرات خاک (بر حسب سانتی متر)

فرسایش پذیرترین ذرات خاک (که وزن مخصوص حقیقی آن ها ۲/۶۵ گرم بر سانتی متر مکعب می باشد)، آن هایی هستند که قطر معادلشان در حدود ۰/۰ میلی متر است. ذراتی که قطر معادل آن ها کمتر و یا بیشتر از ۰/۰ میلی متر باشد؛ از فرسایش پذیری کمتری برخوردار هستند. بنابراین، اگر اندازه ذرات خاک، از یک حدی کوچک تر باشد؛ به وسیله باد منتقل نخواهد شد؛ چراکه این ذرات به دلیل برخورداری از سطحی صاف و همچنین نیروی همدوسي بالا، به سهولت از یکدیگر جدا نمی شوند و در نتیجه، توسط باد جابجا نخواهند شد. از سوی دیگر، اگر اندازه ذرات خاک به حد کافی بزرگ باشد، چون این ذرات درشت در مقابل فرسایش مقاوم هستند و توانایی حمایت از ذرات کوچک فرسایش پذیر را نیز دارا می باشند؛ در نتیجه، به وسیله باد منتقل نخواهند گردید.

۵-۲-۱) ساختمان خاک

خاک های دارای بافت ریزی که به فرسایش حساس هستند، در صورتی که ساختمان دانه ای داشته باشند، به طور معمول، مقاوم به فرسایش می باشند؛ ولی اگر مواد آلی آن ها از بین برود، خاکدانه هایشان به ذرات ریزی خرد می شوند که قابلیت پراکنده شدن و حمل توسط باد را دارا می گردند.

به طور کلی، خاک های بدون ساختمان و یا دارای ساختمان توده ای^۱، در مقایسه با خاک های دارای ساختمان دانه ای، به فرسایش بادی حساس تر هستند.

1- Massive structure

۳-۱-۲-۵) ماده‌ی آلی خاک

با توجه به اینکه مواد آلی خاک، موجب افزایش چسبندگی ذرات و بالا رفتن ظرفیت جذب رطوبت خاک می‌شوند؛ در نتیجه، مقاومت خاک را در برابر نیروی باد افزایش می‌دهند. البته باستی در نظر داشت که خاک‌های حاوی مقدار زیادی از مواد آلی نیز خاک را مستعد فرسایش بادی می‌سازند، به‌گونه‌ای که خاک‌های آلی مرداب‌ها، به‌علت سبکی زیاد، در برابر فرسایش بادی حساس می‌باشند.

۴-۱-۲-۵) رطوبت خاک

پس از باد، رطوبت خاک، مهم‌ترین عامل در فرسایش بادی محسوب می‌شود. در واقع، خاک‌هایی به فرسایش حساس‌تر هستند که خشک باشند. خاکی که سطح آن رطوبت کافی داشته باشد، منتقل نخواهد شد؛ زیرا ذرات و دانه‌های مرطوب خاک در اثر نیروی چسبندگی ناشی از پوسته‌ی آب بین ذرات، تقریباً پایدار هستند. نتایج پژوهش‌های مختلف نشان داده‌اند که اگر مقدار آب خاک، در حد رطوبت پژمردگی باشد، آنگاه، باد بهندرت قادر به برداشت و جابجایی ذرات خواهد بود. بنابراین، فرسایش بادی، زمانی در خاک‌های مرطوب رخ می‌دهد که رطوبت آن‌ها در اثر بادهای گرم و خشک به پایین‌تر از نقطه‌ی پژمردگی برسد.

۵-۱-۲-۵) شکل ذرات

هرچه تعداد سطوح نامنظم ذرات خاک بیشتر باشد، جابجایی آن‌ها به همان نسبت، آسان‌تر خواهد بود. ذرات کُروی به خاطر داشتن شکل آئرودینامیکی، دیرتر به حالت معلق در می‌آیند.

۲-۲-۵) پوشش گیاهی

زمینی که پوشش گیاهی خوبی دارد، تقریباً از فرسایش بادی در امان است. تأثیر پوشش گیاهی در فرسایش بادی بر حسب ارتفاع، تراکم و نوع پوشش تغییر می‌کند. به عبارت دیگر، پوشش گیاهی به روش‌های مختلفی در فرسایش بادی مؤثر است که مهم‌ترین آن‌ها عبارتند از:

- (۱) مانع از برخورد مستقیم باد به سطح خاک می‌گردد (همانند آنچه که پوشش گیاهی از برخورد قطرات باران به سطح خاک جلوگیری می‌کرد).

- (۲) ساختمان خاک را اصلاح می‌کند و با اصلاح آن، فرسایش بادی محدود می‌گردد.
- (۳) با افزایش مواد آلی به خاک، سبب به وجود آمدن ساختمان خوب و در نتیجه، کاهش فرسایش بادی می‌شود.
- (۴) جلوی حرکت ذرات انتقال یافته توسط باد را می‌گیرد و آن‌ها را در پشت خود نگه می‌دارد.

به طور کلی، مهم‌ترین نقش پوشش گیاهی، این است که سرعت باد را در نزدیکی سطح خاک کاهش می‌دهد.

۳-۲-۵) پستی و بلندی (توپوگرافی)

پستی و بلندی، فرسایش بادی را محدود می‌سازد؛ زیرا سرعت باد به علت برخورد با ارتفاعات کاهش می‌یابد. بنابراین، زمین‌های مسطح، همواره بیشتر از اراضی دارای پستی و بلندی، فرسوده خواهند شد.

۴-۲-۵) آب و هوا

مهم‌ترین عوامل آب و هوایی که در فرسایش خاک تأثیر دارند، عبارتند از:

(۱) بارندگی

(۲) درجهٔ حرارت

(۳) باد

۱-۴-۲-۵) بارندگی

مقدار، شدت و توزیع بارندگی، در فرسایش بادی مؤثر است. به طور کلی، مناطق دارای بارندگی سالانه‌ی کمتر از ۲۵۰ میلی‌متر و یا دارای فصل خشک طولانی، بیشتر مستعد فرسایش بادی می‌باشند. چون توزیع بارندگی بر میزان رطوبت خاک اثرگذار است، بنابراین در فرسایش بادی تأثیر دارد. خیس و خشک شدن متنابوب زمین، سبب خرد شدن پوسته‌ی سطحی زمین و کلوخه‌های موجود در آن می‌شود و در نتیجه، خاک را در مقابل فرسایش بادی مستعد می‌سازد.

۲-۴-۲-۵) درجهٔ حرارت

از آنجا که با افزایش دما، میزان تبخیر از سطح خاک بیشتر می‌شود و به تبع آن، رطوبت خاک کاهش می‌یابد؛ بنابراین، با افزایش درجهٔ حرارت، حساسیت خاک به فرسایش، بیشتر می‌گردد.

۳-۴-۲-۵) باد

نقش باد در ایجاد فرسایش، از دو جنبهٔ دارای اهمیت است:

(الف) با افزایش سرعت باد (همانند افزایش دما)، میزان تبخیر زیادتر می‌شود و در نتیجه، پس از کاهش رطوبت خاک، آن را مستعد فرسایش بادی می‌سازد.

(ب) عامل اصلی انتقال ذرات خاک می‌باشد.

سرعت و جهت باد از مهم‌ترین خصوصیات باد می‌باشند که در فرسایش بادی مؤثر هستند. قدرت فرسایندگی باد، به انرژی جنبشی آن باد بستگی دارد و انرژی جنبشی باد از رابطهٔ زیر قابل محاسبه است:

$$KE = \frac{\rho_a V^3}{2g}$$

که در آن:

KE = انرژی جنبش باد (بر حسب ژول بر مترمربع بر ثانیه)

ρ_a = جرم مخصوص هوا (بر حسب گرم بر سانتی‌متر مکعب)

V = سرعت باد (بر حسب متر بر ثانیه)

g = شتاب تقل (بر حسب سانتی‌متر بر مجدور ثانیه)

با اینکه فرسایش با سرعت بزرگ‌تر یا مساوی ۲۰ کیلومتر بر ساعت، فرساینده محسوب می‌شوند.

به طور کلی (با توجه به مطالب ارایه شده در بندهای بالا)، می‌توان گفت برای اینکه فرسایش بادی در منطقه‌ای فعال باشد، باید شرایط زیر در آن منطقه وجود داشته باشند:

۱) ناحیه‌ی مورد نظر، خشک باشد.

۲) خاک، سست و بدون ساختمان باشد.

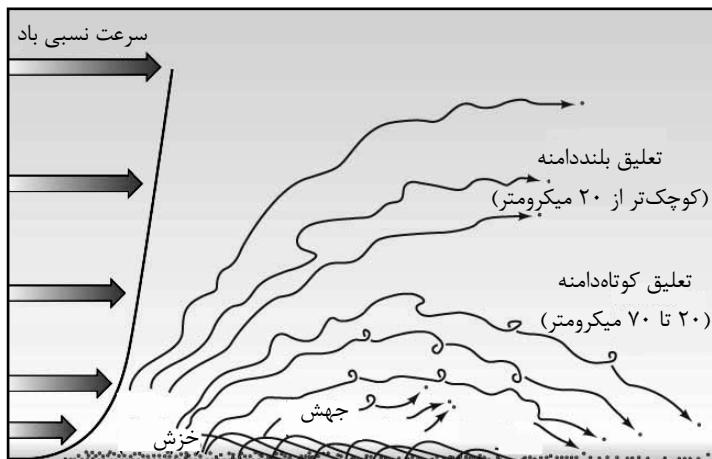
۳) منطقه‌ی مزبور، بدون پوشش گیاهی باشد و یا از پوشش گیاهی پراکنده برخوردار باشد و مواد ریز در سطح خاک وجود داشته باشند.

۳) منطقه‌ی مورد نظر، وسیع و عاری از پستی و بلندی باشد.

۴) قدرت و حاکمیت باد در منطقه به حدی باشد که بتواند ذرات خاک را به حرکت درآورد.

۳-۵) نحوه انتقال ذرات خاک

به طور معمول، انتقال ذرات خاک توسط باد، بر حسب ابعاد آن‌ها، به شیوه‌ی کاملاً متمایز و به صورت معلق^۱، جهشی^۲ و خوشی^۳ انجام می‌گیرد (شکل ۱-۵).



شکل (۱-۱): نحوه انتقال ذرات خاک توسط باد

۱-۳) معلق

به طور معمول، این نوع حرکت در ذرات خیلی ریز (قطر متوسط کمتر از ۰/۱ میلی‌متر) رخ می‌دهد. این ذرات، پس از بلند شدن توسط باد، ممکن است که برای یک مدت زیاد به حالت

1- Suspension

2- Saltation

3- Creeping

تعليق باقی بمانند و تا مسافت‌های طولانی حمل گردند (تعليق بلنددامنه) و یا اینکه پس از طی یک مسافت کم و با کاهش سرعت باد رسوب کنند (تعليق کوتاهدامنه) (شکل ۱-۵).

۲-۳-۵) جهشی

در این حرکت، ذراتی از خاک که قطر متوسط آن‌ها بین $0.05\text{--}0.15$ میلی‌متر است با پرش‌های کوتاه و بلند منتقل می‌شوند. البته به‌طور معمول، حرکت جهشی در ذراتی با قطر متوسط $0.1\text{--}0.15$ میلی‌متر انجام می‌گیرد.

در اثر حرکت جهشی، ابتدا ذرات به‌طور تقریباً عمودی تا چند سانتی‌متر به هوا بلند می‌شوند و پس از رسیدن به بالاترین نقطه‌ی صعود خود، شروع به سقوط می‌کنند؛ لیکن در اثر نیروی باد به حرکت جانبی خود نیز ادامه می‌دهند تا اینکه بالاخره با انرژی زیادی به خاک برخورد می‌کنند.

ذراتی که به‌صورت جهشی حرکت می‌کنند، پس از برخورد به سطح خاک، یا ذرات دیگری را به هوا پرتاب می‌کنند و یا کلوخ‌ها و سطح خاک را خراش می‌دهند. اگر این خراشیدگی شدید باشد، می‌تواند کلوخ‌ها را خرد کند و به ذرات کوچک‌تر (اما با قابلیت فرسایش بیشتر) تبدیل نماید.

۳-۳-۵) خزشی

این نوع حرکت، عبارت از سُر خوردن یا غلطیدن ذرات درشت‌تر بر روی سطح زمین می‌باشد. در واقع، به‌علت سنگینی این ذرات، باد نمی‌تواند آن‌ها را از جا بلند کند. به هر حال، علاوه بر فشار باد، برخورد ذرات دیگر به این ذرات (برای نمونه، ذرات جهش‌یافته) می‌تواند در خزش آن‌ها مؤثر باشد. قطر متوسط ذراتی که به‌صورت خزشی انتقال می‌یابند، بین $0.05\text{--}0.2$ میلی‌متر متغیر می‌باشد.

مقدار خاک انتقال‌یافته به‌وسیله‌ی سه نوع حرکت گفته شده، متفاوت است. چپل^۱ (۱۹۴۵) با ایجاد تونل‌های بادی مختلف، نشان داد که بیشترین مقدار مواد انتقالی که بین $55\text{--}72$ درصد کل مواد جابجاشده توسط باد می‌باشد، مربوط به ذراتی است که به‌صورت جهشی منتقل

1- Chepil

مي گرددند. حرکت معلق ذرات در رده‌ي دوم قرار دارد که مقدار آن، بين ۳ تا ۳۸ درصد کل مواد جابجا شده توسط باد مي باشد. در نهايَت، حدود ۷ تا ۲۵ درصد کل مواد جابجا شده توسط باد نيز در سطح خاک مي خزند. به عبارت ديگر، قسمت عمده‌ي مواد انتقال يافته توسط باد، در نزديکي سطح زمين حرکت مي‌کنند. نكته‌ي قابل توجه ديگر، آن است که هرچند مقدار مواد حمل شده به صورت معلق، كمتر از حالت جهشی است؛ ليكن از آنجا که مواد معلق، حاوی رس و هوموس حاصلخیز هستند، انتقال اين مواد از درجه‌ي اهميت بالاتری برخوردار مي باشد.

۴-۵) نتایج حاصل از عملکرد باد

به طور کلي، نتایج حاصل از عملکرد باد در يك منطقه را مي‌توان در دو بخش زير طبقه-
بندي نمود:

- ۱) شکل‌های اراضی^۱ فرسايشي برجا مانده
- ۲) شکل‌های اراضی رسوبی ايجادشده

۴-۱) شکل‌های اراضی فرسايشي حاصل از باد

گاهي اوقات، انتقال ذرات مختلف توسط باد، منجر به ايجاد يك‌سرى اراضى با شكل خاص در منطقه‌ي فرسايش يافته مي‌شود که برخى از مهم‌ترین آن‌ها عبارتند از:

- ۱) يارданگ^۲: تپه‌های موازی برجا مانده از عملکرد باد در يك منطقه مي‌باشند.
- ۲) کلوت^۳: يك شكل اراضي حاصل از عملکرد مشترك و همزمان باد و آب در يك منطقه مي‌باشد که به واسطه‌ي مقاومت بيشتر مواد مادری آن، به صورت يك‌سرى ناهمواري‌های جداگانه و منفرد^۴ در ناحيه‌ي مورد نظر باقی مانده است.
- ۳) حوضچه‌ي بادرفتنه^۵: حفره‌ها يا گودى‌های کوچکی هستند که در اثر فرسايش بادي شدید در يك منطقه ايجاد مي‌شوند. گاهي اوقات، آن را "فرسايش چاله‌اي" نيز ناميده‌اند.

1- Landforms

2- Yardang

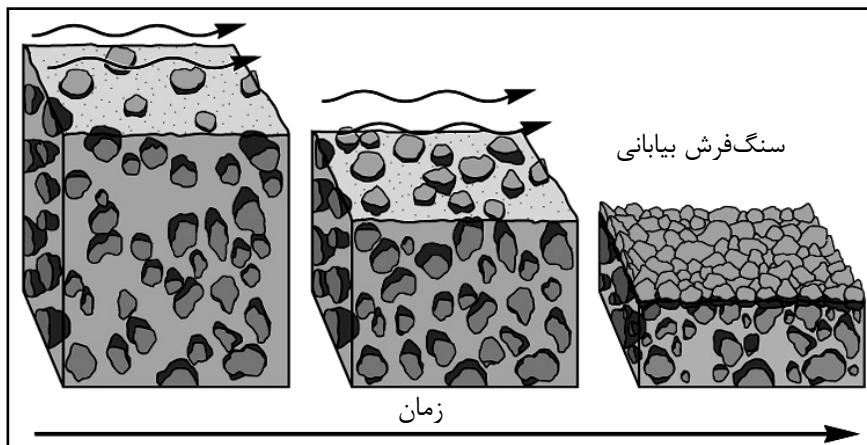
3- Kalut

4- Inselberg

5- Deflation basin

۴) سطوح صاف و صیقلی^۱: گاهی اوقات باد، سطح صخره‌ها و برجستگی‌ها را می‌فرساید و آن‌ها را به شکل‌های خاص با سطوح صیقلی و هموار در می‌آورد. البته باد به تنها‌ی نمی‌تواند این شکل‌ها را ایجاد کند، بلکه وقتی باد حاوی ذرات شن است قادر به انجام این کار می‌باشد.

۵) سنگفرش بیابانی^۲: انتقال ذرات ریزتر و بر جا ماندن ذرات درشت‌تر در یک منطقه، ممکن است که به ایجاد یک دشت ریگی^۳ منجر گردد (شکل ۲-۵). گاهی اوقات، به واسطه‌ی تشکیل اکسیدهای آهن و منگنز در سطح سنگ‌ریزه‌ها و قلوه‌سنگ‌های موجود در این دشت، نوعی جلای خاص به چشم می‌خورد که به آن "جلای بیابانی"^۴ گویند.



شکل (۲-۵): چگونگی ایجاد یک سنگفرش بیابانی (دشت ریگی)

-
- 1- Ventifacts
 - 2- Desert pavement
 - 3- Reg
 - 4- Desert varnish

۴-۵) شکل‌های اراضی رسوبی حاصل از باد

با کاهش سرعت باد و یا برخورد ذرات انتقالی به یکسری مواد، این ذرات رسوب می‌کنند. بر جا ماندن تنهایت‌های بادی در یک منطقه، منجر به ایجاد شکل‌های اراضی خاصی می‌گردد که برخی از مهم‌ترین آن‌ها (شکل ۳-۵) به شرح زیر می‌باشند:

۱) تپه‌های شنی (تلماسه): انباشته شدن شن‌های روان در یک منطقه، منجر به تشکیل تپه‌های شنی می‌گردد. این تپه‌ها در نقاط مختلف جهان در صحاری و کنار دریاها وجود دارند. با توجه به اینکه سرعت و جهت باد در اغلب مناطق بیابانی تغییر می‌کند، بنابراین شکل فعلی این تپه‌ها حاصل ترکیب خصوصیات باد می‌باشد. انواع مهم شکل تپه‌های شنی عبارتند از:

(الف) بارخان^۲: تپه‌های شنی هلالی‌شکلی هستند که دو بازوی آن‌ها در جهت ورش باد قرار می‌گیرند و در نتیجه، می‌توانند جهت باد را به خوبی نشان دهند.

(ب) تلماسه‌های شلجمی (سهمی)^۳: تپه‌های شنی هلالی‌شکلی هستند که دو بازوی آن‌ها در خلاف جهت ورش باد قرار می‌گیرند. به دیگر سخن، برعکس بارخان می‌باشند.

(پ) سیف (تلماسه‌های طولی)^۴: تپه‌های شنی طولی و کشیده‌ای هستند که به موازات جهت ورش باد قرار می‌گیرند.

(ت) سیلک^۵: این تپه‌ها، از اتصال چند سیف ایجاد می‌شوند و حالت موجی شکل دارند.

(ث) تلماسه‌های معکوس (عرضی)^۶: تپه‌های شنی طولی و کشیده‌ای هستند که به صورت عمود بر جهت ورش باد قرار می‌گیرند. این نوع از تپه‌ها بسیار ناپایدار می‌باشند و ممکن است که در اثر وزش طولانی‌مدت باد، به یکی از دیگر شکل‌های تپه‌ای تبدیل شوند.

(ج) تلماسه‌های ستاره‌ای^۷: تپه‌هایی به شکل ستاره‌ی دریایی می‌باشند که نشانگر متغیر بودن جهت ورش باد در یک منطقه هستند.

1- Sand dunes

2- Barchan

3- Parabolic dunes

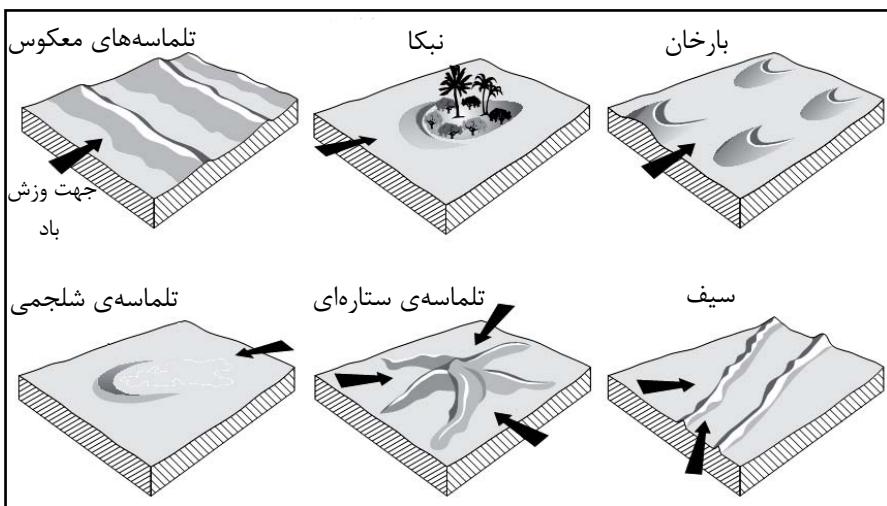
4- Seif or longitudinal dunes

5- Silk

6- Transverse dunes

7- Star dunes or stellate

ج) نبکا^۱: تپه‌های شنی که در اطراف گیاهان تجمع می‌باشد.



شکل (۳-۵): برخی از انواع مهم تپه‌های شنی

- (۲) اراضی تلماسهای^۲: از تجمع تپه‌های شنی در یک منطقه، منظری ایجاد می‌شود که شبیه یک دریای شن است. به این منظر، "ارگ"^۳ یا "ورقه‌ها یا پهنه‌های شنی"^۴ می‌گویند.
- (۳) لس^۵: رسوبات لسی، گستردگترین شکل رسوبات بادی هستند. به طور معمول، مواد لسی، لسی، غنی از ذراتی در حد و اندازه‌های سیلت می‌باشند و دارای رنگ زرد مایل به خاکستری هستند. این مواد، اغلب هوموس ندارند و به همین دلیل، سست و تُرد می‌باشند و به راحتی توسط باد منتقل می‌شوند. در دوران چهارم زمین‌شناسی (کواتربر)، در مراحل خشکی بین یخ‌بندان‌ها، به واسطهٔ فعالیت فرسایش بادی، نهشته‌های قابل ملاحظه‌ای از لس در قسمت‌های مختلف گرهی زمین به وجود آمدند. به این صورت که باد، مواد را از قسمت‌های ذوب شده‌ی مناطق یخچالی برداشته است و به مناطق دورتر انتقال داده است.

1- Nebkha or coppice dunes

2- Dune fields

3- Erg

4- Sand sheets

5- Loess

علاوه بر موارد ذکر شده، سایر نتایج حاصل از فرسایش بادی را می‌توان به شرح زیر بیان نمود:

- (۱) خاک‌هایی که توسط باد حمل می‌شوند، می‌توانند راههای ارتباطی را قطع کنند؛ به بدنهای اتومبیل‌ها خسارت وارد سازند؛ عمر وسایل موتوری را کم کنند و سبب تخربی شهرها گردند.
- (۲) در اثر فرسایش بادی، رس و مواد آلی خاک از بین می‌روند و در نتیجه، از حاصلخیزی خاک کاسته می‌شود.
- (۳) باد ممکن است که مواد با حاصلخیزی کم را بر روی خاک‌های حاصلخیز منطقه قرار دهد و از حاصلخیزی آن‌ها بکاهد.
- (۴) فرسایش بادی به شیوه‌های مختلف به گیاهان صدمه می‌زند و سبب کاهش تولید می‌گردد.
- (۵) باد با ایجاد طوفان‌های گرد و غبار، به دستگاه تنفس انسان و حیوان صدمه وارد می‌کند.

۵-۵) کنترل فرسایش بادی

شدت فرسایش بادی با سرعت باد و حساسیت خاک به فرسایش، رابطه‌ی مستقیم و با پوشش گیاهی، رابطه‌ی معکوس دارد. بنابراین، برای کاهش شدت فرسایش بادی، لازم است که حساسیت خاک به فرسایش و سرعت باد را کاهش و از طرفی، پوشش گیاهی را افزایش داد. به طور کلی، مبارزه با فرسایش بادی می‌تواند طی سه مرحله انجام پذیرد که عبارتند از:

- (۱) مبارزه در مرحله‌ی برداشت
- (۲) مبارزه در مرحله‌ی حمل
- (۳) مبارزه در مرحله‌ی رسوب

بهترین راهکار مبارزه با فرسایش بادی، در مرحله‌ی اول (برداشت ذرات) نهفته است. مرحله‌ی دوم (انتقال ذرات)، مشکل‌ترین مرحله در کنترل فرسایش بادی محسوب می‌گردد. در ایران، بیشتر سرمایه‌گذاری‌ها در کنترل فرسایش، برای مرحله‌ی سوم (رسوب ذرات) صورت می‌پذیرند. در هر حال، فرسایش بادی را به روش‌های مختلف می‌توان کنترل نمود که در ادامه‌ی مطالب کتاب، به برخی از مهم‌ترین آن‌ها اشاره گردیده است.

۱-۵-۵) استفاده‌ی صحیح از زمین

منظور از استفاده‌ی صحیح، آن است که از هر زمینی، متناسب با قابلیت و استعداد آن بهره‌برداری صورت گیرد. به عبارت دیگر، ابتدا باید مشخصات و محدودیت‌های موجود در اراضی را شناخت و سپس با توجه به آن‌ها اقدام به استفاده‌ی بهینه نمود تا ضمن بهره‌وری مناسب و کسب حداکثر درآمد، این اراضی برای نسل آینده نیز مورد حفاظت قرار گیرند و پایدار بمانند.

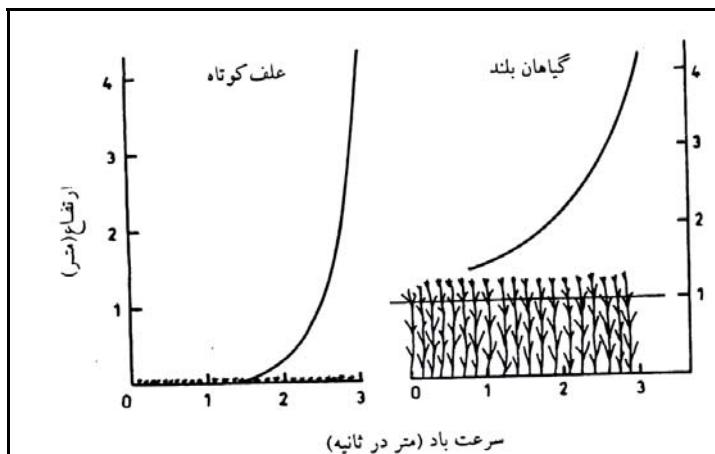
۲-۵-۵) حفظ رطوبت خاک

با توجه به اینکه تنها خاک خشک توسط باد منتقل می‌شود؛ بنابراین هر عملی که سبب حفظ رطوبت خاک گردد، برای کنترل فرسایش بادی مفید می‌باشد.

۳-۵-۵) استقرار پوشش گیاهی

شاید بتوان گفت که استقرار یک پوشش گیاهی محافظ در سطح خاک، مؤثرترین روش برای کنترل فرسایش بادی است. اگر زمین همواره دارای پوشش گیاهی باشد، فرسایش بادی ناچیز خواهد بود. این پوشش، علاوه بر اینکه در حفظ رطوبت خاک اهمیت دارد؛ بر کاهش سرعت باد در نزدیکی‌های سطح زمین نیز اثرگذار می‌باشد (شکل ۴-۵).

به‌طور معمول، گیاهانی که نزدیک هم کشت می‌شوند (مانند علف‌ها، گندم و جو)، تأثیرشان در کاهش فرسایش بادی، بیشتر از گیاهان ردیفی است که بین آن‌ها فاصله وجود دارد. برای اینکه تأثیر گیاهان ردیفی در کاهش فرسایش، زیادتر شود؛ بایستی ردیف‌های کشت، عمود بر جهت باد غالب طراحی شوند. همچنین، در هر سامانه‌ی زراعی که زمین برای مدت طولانی به‌صورت بایر رها شود، خطر فرسایش بادی افزایش می‌یابد.



شکل (۴-۵): چگونگی تغییرات سرعت باد با ارتفاع گیاه

۴-۵-۵) استفاده از بقایای محصول

اگر قرار دادن بقایای گیاهی در خاک، به طور صحیح انجام گیرد؛ این عمل می‌تواند فرسایش بادی را در حد فاصل دو کشت متوالی کنترل نماید. هرچه مقدار بقایای محصول، بیشتر باشد؛ تأثیرش در کاهش فرسایش بادی، زیادتر خواهد بود. بنابراین، محصولاتی مانند سویا که بقایای گیاهی کمی را فراهم می‌سازند، نقش اندکی در کاهش فرسایش بادی دارند. در وزن ثابتی از بقایای محصول، اثر آن‌هایی که ریزتر و انبوه‌تر می‌باشند، بیشتر است؛ زیرا گلش ریزبافت، سرعت باد را کم می‌کند و جلوی ذرات خاک در حال جست‌و‌خیز را می‌گیرد. نقش یک گلش ایستاده در زمین در کاهش سرعت باد، بسیار مؤثرتر از نقش گلش خوابیده یا خردشده و پخش شده بر روی سطح زمین است. هرچه ارتفاع گیاه، بیشتر باشد؛ تأثیر آن در کاهش سرعت باد زیادتر خواهد بود.

برای گذاشتن بقایای محصول در سطح زمین، از کولتیواتور پنجه‌غازی استفاده می‌شود. این وسیله، زیر خاک را بهم می‌زند و به این صورت، تمامی یا قسمتی از بقایای محصول را در سطح زمین رها می‌سازد.

۵-۵-۵) ایجاد زبری در سطح خاک

بهطور معمول، در عملیات زراعی سعی می‌شود که بستر بذر، حتی‌الامکان نرم و صاف باشد؛ ولی اگر چنانچه احتمال وقوع فرسایش بادی وجود داشته باشد، بایستی بر عکس این عملیات، عمل نمود. به عبارت دیگر، باید سطح زمین را تا حدی که در جوانه زدن بذر اشکالی پیش نیاورد، زبر و کلوخه‌ای نگه داشت. وجود چنین ناهمواری‌هایی در سطح زمین، موجب کاهش سرعت باد و کنترل فرسایش می‌شوند.

باید در نظر داشت که افزایش زبری، موقعی مؤثرتر خواهد بود که بقایای محصول نیز در سطح خاک باقی بمانند. بنابراین در عمل، برای تهیه‌ی زمین، از وسایلی استفاده می‌شود که هم سطح زمین را زبر کنند و هم پوشش گیاهی را در سطح خاک باقی گذارند. یکی از این ادوات، خیش اسکنه‌ای^۱ نام دارد.

۵-۵-۶) انجام شخم اضطراری^۲

شخم اضطراری، عبارت از شخم نمودن نوارهایی از زمین در راستای عمود بر جهت وزش باد می‌باشد. این کار به منظور ایجاد سطحی ناهموار و کلوخه‌دار انجام می‌گیرد تا بتوان حرکت ذرات سطحی (که به صورت جهشی و خرزشی انجام می‌شود) را به طور موقت، متوقف ساخت. بدیهی است که اگر باد برای مدت طولانی ادامه داشته باشد، حد فاصل پشتله‌های ایجادشده، به وسیله‌ی ماسه‌های بادی پُر می‌گردد و رأس پشتله‌ها توسط باد کنده می‌شود. در نتیجه، پشتله‌ها اثر خود را از دست می‌دهند و به یک زمین تقریباً هموار و یکنواخت تبدیل می‌شوند. به منظور انجام شخم اضطراری، در مواردی که فرسایش بادی شدید نمی‌باشد، می‌توان از خیش اسکنه‌ای استفاده نمود؛ لیکن هنگامی که فرسایش بادی شدید است، می‌توان از پشتله-سازها بهره گرفت.

1- Chisel plow

2- Emergency tillage

۷-۵-۵) انجام کشت نواری

در این روش، گیاهان مقاوم به فرسایش (مانند محصولات دانه‌ریز) را به طور متناوب، همراه با گیاهان حساس به فرسایش (مانند پنبه، توتون، چغندر قند و غیره)، به صورت نوارهایی در راستای عمود بر جهت وزش باد غالب کشت می‌کنند.
دقت داشته باشید که هرچه خاک، فرسایش پذیرتر باشد؛ عرض نوارها را بایستی کمتر در نظر گرفت.

۸-۵-۵) احداث بادشکن^۱

بادشکن، مانعی است که به طور معمول، عمود بر جهت وزش باد غالب منطقه ساخته می‌شود تا با کاهش انرژی و سرعت باد، فرسایش خاک را کاهش دهد و یا آن را محدود سازد.
در واقع، بادشکن باید سرعت باد را تا کمتر از حد آستانه‌ی فرسایش (حداقل سرعت باد که قادر به حمل ذرات خاک می‌باشد) تقلیل دهد.

از مزایای دیگر بادشکن می‌توان به موارد زیر اشاره نمود:

- الف) حفاظت از حیوان‌های اهلی و افزایش بازدهی دامها
 - ب) افزایش تولید فرآورده‌های جنبی (مانند میوه، بذر، هیزم، علوفه و غیره).
 - پ) تغییر ریزاقلیم‌های^۲ محلی و افزایش عملکرد گیاهان زراعی
- نقش بادشکن در تغییر ریزاقلیم، از دو جنبه‌ی زیر، قابل بررسی است:
- (۱) کاهش میزان تبخیر و تعرق و در نتیجه، افزایش رطوبت خاک در قسمت حمایت شده
 - (۲) تأثیر در میزان بارندگی (بهویژه، وقتی که شبکه‌ی بادشکن‌ها وسیع باشد)
- اما بادشکن‌ها معايبی نیز دارند که مهم‌ترین آن‌ها عبارتند از:
- الف) مداخله در استفاده از ماشین‌های کشاورزی
 - ب) اشغال شدن بخشی از سطح زیرکشت
- پ) ایجاد رقابت با گیاهان زراعی و سایه‌اندازی روی آن‌ها
 - ت) ایجاد پناهگاهی برای گیاهان و حیوانات مضر

1- Wind break
2- Micro-clima

۱-۸-۵) انواع بادشکن

انواع بادشکن را می‌توان در دو گروه کلی زیر طبقه‌بندی نمود:

۱) بادشکن مصنوعی یا مکانیکی (غیرزنده)

این نوع از بادشکن‌ها شامل دیوارهای چوبی، سنگی، فلزی و یا دیوارهایی از شاخه‌های بریده شده از درختان موجود در منطقه، چپر و غیره می‌باشند. به‌طور معمول، احداث بادشکن‌های مصنوعی، هزینه‌های زیادی را به‌همراه دارد. بنابراین، در طراحی آن‌ها تلاش می‌گردد که از مواد اولیه‌ی قابل دسترس و ارزان‌قیمت استفاده شود. اغلب، از این بادشکن‌ها در مواقعي استفاده می‌شود که:

الف) شرایط محیطی، اجازه‌ی رشد پوشش گیاهی را ندهد.

ب) سطح حفاظتی مورد نظر، محدود باشد.

پ) محدودیت زمانی وجود داشته باشد.

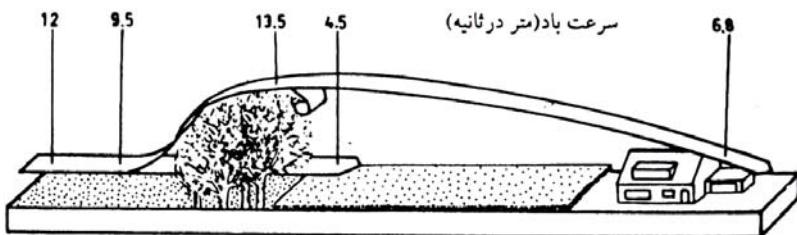
۲) بادشکن درختی (زنده)

به‌طور معمول، این بادشکن‌ها از یک یا چند ردیف درخت یا درختچه تشکیل گردیده‌اند که عمود بر جهت وزش باد اصلی (غالب) منطقه قرار می‌گیرند. از آنجا که در مناطق مرطوب و نیمه‌مرطوب، محدودیت کم‌آبی و رقابت درختان بادشکن با محصولات و درختان دیگر بر سر نور، آب و مواد غذایی وجود ندارد؛ بنابراین، استفاده از بادشکن‌های درختی در این مناطق، عمومیت بیشتری دارد. مهم‌ترین عامل مؤثر در طراحی آن‌ها بهتر است که ابتدا گونه‌های سازگار و مناسب با محیط می‌باشد. هم‌چنین، در طراحی آن‌ها بهتر است که ابتدا درختان را در نهالستان پرورش داد تا ضمن کنترل علفهای هرز، با آفات درختان نیز مبارزه شود. سپس، این درختان را به منطقه‌ی مورد نظر انتقال داد.

۲-۸-۵) چگونگی کاهش سرعت باد توسط بادشکن

شکل ۵-۵، نشان می‌دهد که سرعت باد، قبل از برخورد به بادشکن و در فاصله‌ای از آن، شروع به کاهش می‌کند و پس از عبور از بادشکن، به تدریج سرعت باد مجدداً زیاد می‌شود تا اینکه در فاصله‌ای دور از آن، به سرعت اولیه‌ی خود می‌رسد.

در مورد یک بادشکن درختی با تراکم متوسط وقتی که باد به طور عمودی به آن برخورد می‌کند، سرعت باد بین ۶۰ تا ۸۰ درصد در پشت بادشکن کاهش می‌یابد. میزان این کاهش در فاصله‌ی ۲۰ برابر ارتفاع بادشکن، حدود ۲۰ درصد است. این در حالی است که در فاصله‌ی ۳۰ برابر ارتفاع بادشکن، هیچگونه کاهشی وجود ندارد.



شکل (۵-۵): اثر بادشکن در تغییر سرعت باد

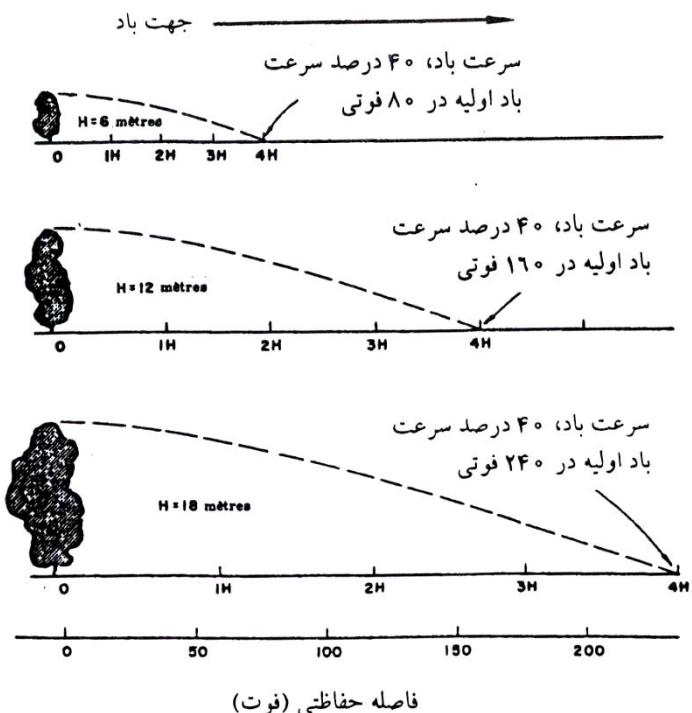
۳-۸-۵) مشخصات شبکه‌ی بادشکن

مؤثر بودن بادشکن‌ها در کاهش سرعت باد به عوامل متعددی چون ارتفاع، طول، عرض، تراکم و فاصله‌ی بادشکن‌ها بستگی دارد.

۱-۳-۸-۵) ارتفاع بادشکن

طول منطقه‌ی حفاظت شده، متناسب با ارتفاع بادشکن می‌باشد. به عبارت دیگر، هرچه ارتفاع بادشکن بیشتر باشد، طول منطقه‌ی حفاظتی بیشتر خواهد بود. از طرفی، هر قدر سن درخت افزایش یابد؛ به طور معمول، ارتفاع آن نیز افزایش می‌یابد.

غلب، طول منطقه‌ی حفاظت شده را بر حسب مضری از ارتفاع بادشکن (H) بیان می‌کنند. به طور کلی، بادشکن‌ها سرعت باد را در جلوی بادشکن تا بیش از ۲۰ برابر ارتفاع‌اش کاهش می‌دهند. نتایج پژوهش‌های مختلف نشان داده‌اند که میزان کاهش سرعت باد در بادشکن‌های با ارتفاع متفاوت، اما با خصوصیات یکسان، در فاصله‌ی چهار برابر ارتفاع بادشکن ($4H$)، یکسان خواهد بود. به دیگر سخن، کمترین سرعت باد، در فاصله‌ی چهار برابر ارتفاع بادشکن ملاحظه شده است (شکل ۵-۶).



شکل (۵-۶): رابطه‌ی میان ارتفاع بادشکن با فاصله‌ی حفاظتی باد در پشت بادشکن

۲-۳-۸-۵-۴) طول بادشکن

برای پوشش کامل منطقه، طول بادشکن بایستی بیشتر از عرض منطقه‌ی مورد حفاظت باشد. از این رو، در حدود شش برابر ارتفاع بادشکن، به طول آن اضافه می‌کنند؛ لیکن این کار بهدلیل مسأله‌ی مالکیت اراضی مجاور، همواره عملی نمی‌باشد. به همین منظور، در هر طرف بادشکن، بادشکنی عمود بر آن و به طول حدود دو تا سه برابر ارتفاع بادشکن ایجاد می‌کنند.

۵-۵-۳-۳) عرض (ضخامت) بادشکن

براساس نتایج پژوهش‌های انجام شده، مشخص شده است که عرض یا ضخامت بادشکن، تأثیری در کاهش سرعت باد ندارد؛ بلکه تراکم بادشکن است که در تقلیل سرعت باد دلالت دارد. با این وجود، در مورد عرض بادشکن‌ها بایستی نکته‌های زیر را در نظر گرفت:

(الف) از آنجا که یک ردیف درخت به عنوان بادشکن، ممکن است در اثر باد، آسیب ببیند؛ ترجیح داده می‌شود که از چند ردیف درخت، برای احداث بادشکن استفاده گردد. در این حالت، درختان ردیف اول، درختان موجود در ردیف‌های بعدی را حمایت خواهند کرد و در نتیجه، دوام بادشکن بیشتر خواهد شد.

(ب) اگر فقط از یک ردیف درخت، به عنوان بادشکن استفاده شود؛ در این صورت، چون ارتفاع درختان، تقریباً به یک اندازه است، بنابراین تنها تاج درختان در مقابل باد، مانع ایجاد خواهد کرد و در قسمت ساقه‌ی درختان، فضای خالی وجود خواهد داشت. ولی در صورت استفاده از چند ردیف درخت، می‌توان با متفاوت گرفتن ارتفاع درختان، پوشش کاملی را در مقابل باد ایجاد نمود. به همین منظور، درختان در زمان‌های متفاوتی کاشته می‌شوند؛ به این ترتیب که ابتدا درختان ردیف اول را می‌کارند و سپس، به تدریج، کاشت درختان ردیف‌های بعدی انجام می‌گیرد.

۵-۵-۴-۳) تراکم بادشکن

تراکم بادشکن، بیانگر میزان یا درصد پوشش گیاهی (موانع) در مقابل باد می‌باشد. به طور کلی، بادشکن‌ها را می‌توان از نظر میزان تراکم به دو دسته‌ی زیر طبقه‌بندی نمود:

(الف) نفوذناپذیر (متراکم)

(ب) نفوذپذیر (غیر متراکم)

در بادشکن‌های متراکم، سرعت باد، قبل از بادشکن، به طور قابل ملاحظه‌ای کاهش می‌یابد و بعد از آن نیز تا مسافت کوتاهی، خیلی سریع کم می‌شود؛ اما پس از آن فاصله، به سرعت اولیه‌ی خود می‌رسد.

در بادشکن غیر متراکم، سرعت باد قبل از بادشکن، نسبت به بادشکن‌های متراکم، کمتر کاهش می‌یابد و پس از بادشکن نیز سرعت باد به تدریج کاهش می‌یابد؛ اما اثر آن تا فاصله‌ی زیادتری وجود خواهد داشت.

به طور کلی، اثر بادشکن متراکم در کاهش سرعت باد، زیاد است؛ ولی این تأثیر، تا فاصله‌ی کوتاهی دوام خواهد داشت. به عبارت دیگر، بادشکن‌های متراکم باعث کاهش بیشتر سرعت باد در نزدیکی بادشکن می‌شوند. در صورتی که اثر بادشکن غیر متراکم در کاهش سرعت باد، کم است؛ ولی این تأثیر تا فاصله‌ی بیشتری پا بر جا خواهد بود. بنابراین، در مواردی که به کاهش حداکثر سرعت باد نیاز باشد، از بادشکن‌های متراکم استفاده خواهد شد و در غیر این صورت، از بادشکن‌های غیر متراکم استفاده می‌گردد تا احتمال وقوع گردباد که خطر آن به مرتبه زیادتر از باد اولیه است، کاهش یابد.

با این‌ستی توجه داشت که تراکم بادشکن‌ها به شرایط اکولوژیکی محیط بستگی دارد. در شرایطی که امکان هر نوع تراکم وجود داشته باشد؛ آنگاه، نوع تراکم بر مبنای هدف تعیین خواهد شد.

در هر حال، تصمیم‌گیری در مورد انتخاب بادشکن متراکم و یا غیر متراکم، به نسبت "سرعت آستانه‌ی فرسایش به حداکثر سرعت باد" در منطقه‌ی مورد نظر، بستگی دارد. اگر این نسبت، کوچک‌تر یا مساوی $0/6$ باشد؛ آنگاه باید از بادشکن متراکم استفاده نمود که در این‌صورت، فاصله‌ی بادشکن‌ها نباید از 11 برابر ارتفاع آن‌ها بیشتر باشد. اگر این نسبت، بین $0/6$ تا $0/8$ باشد؛ از بادشکن غیر متراکم استفاده می‌گردد که در این‌صورت، فاصله‌ی بادشکن‌ها نباید از 21 برابر ارتفاع آن‌ها بیشتر باشد.

نکته‌ی قابل توجه در این راستا، چگونگی محاسبه‌ی حداکثر سرعت باد و سرعت آستانه‌ی فرسایش بادی است. حداکثر سرعت باد را می‌توان از ایستگاه‌های هواشناسی به دست آورد؛ اما برای محاسبه‌ی سرعت آستانه‌ی فرسایش بادی می‌توان یکی از راهکارهای زیر را مد نظر قرار داد:

الف) استفاده از فرمول:

برای اندازه‌گیری سرعت آستانه‌ی فرسایش بادی فرمول‌های تجربی متعددی ارایه شده‌اند. یکی از این فرمول‌ها، معادله‌ی ولیکنو^۱ می‌باشد که به صورت زیر بیان می‌شود:

$$U_k = \sqrt{46/5 \cdot d + 0.006}$$

که در آن:

¹ Veliknov

U_k = سرعت آستانه‌ی فرسایش (بر حسب متر در ثانیه)

D = قطر متوسط ذرات خاک (بر حسب متر)

ب) استفاده از تونل باد:

در این روش، از یک چهارچوب آهنی به ابعاد نیم‌متر در نیم‌متر استفاده می‌شود که به-
وسیله‌ی یکسری پیچ به کیسه‌هایی از جنس پلی‌اتیلن وصل شده است و در روی پایه‌ای ثابت
گردیده است. این دستگاه را در راستای عمود بر جهت وزش باد قرار می‌دهند و در نتیجه، باد
مواد انتقالی خود را درون آن قرار می‌دهد. زمانی را که دستگاه در جلوی باد قرار می‌گیرد، به-
وسیله‌ی زمان‌سنج (کرنومتر) ثبت می‌کنند. از طرفی، کیسه‌ها که قبل از انجام آزمایش وزن
شده‌اند، بعد از آن نیز دوباره وزن می‌شوند. از اختلاف وزن کیسه‌ها در قبل و بعد از انجام
آزمایش، وزن مواد جمع‌شده در داخل هر کیسه تعیین می‌گردد.

آزمایش بالا را برای سرعت‌های مختلف باد تکرار می‌کنند و نتایج حاصل را بر روی
محورهای X و Y موجود در یک دستگاه مختصات منتقل می‌نمایند. سپس، با استفاده از روابط
رگرسیونی و تعیین معادله‌ی خط یا منحنی برازش داده شده بر داده‌ها، سرعت آستانه‌ی
فرسایش را محاسبه می‌کنند.

به‌طور کلی، سرعت آستانه‌ی فرسایش، بسته به جنس خاک تغییر می‌کند. بنابراین، با
تعیین سرعت آستانه‌ی فرسایش برای خاک‌های با جنس‌های مختلف (ریزی و درشتی ذرات
آن‌ها) می‌توان در هر منطقه با دانستن بافت خاک، سرعت آستانه‌ی فرسایش را تخمین زد.

۵-۳-۸-۵) فاصله‌ی بادشکن‌ها

همانگونه که گفته شد، هر بادشکن تا یک مسافت خاص، سرعت باد را کاهش می‌دهد؛
بنابراین برای حفاظت یک منطقه‌ی بزرگ بایستی از تعدادی بادشکن (شبکه‌ی بادشکن)
استفاده نمود.

برای محاسبه‌ی فاصله‌ی بادشکن‌ها نیاز به حداقل سرعت باد و سرعت آستانه‌ی فرسایش
در منطقه‌ی مورد مطالعه است. اگر در منطقه‌ای، سرعت باد، کمتر از حد آستانه‌ی فرسایش
باشد؛ نیازی به ایجاد شبکه‌ی بادشکن در آن ناحیه نمی‌باشد. نکته‌ی دیگر در تعیین فاصله‌ی

بادشکن‌ها، آن است که این فاصله را باید بر اساس ارتفاعی که درختان، پس از یک مدت معین (به عنوان مثال، پنج سال آینده) خواهند داشت، محاسبه نمود.

در مورد تعیین فاصله‌ی بین بادشکن‌ها بررسی‌های زیادی انجام گرفته‌اند. وودراف و زینگ^۱ (۱۹۲۵) براساس آزمایش‌های تونل باد، به این نتیجه رسیدند که طولی را که یک بادشکن حمایت می‌کند از رابطه‌ی زیر حاصل می‌شود:

$$d = 17h \left(\frac{V_m}{V} \right) \cos \theta$$

که در آن:

d = طول حفاظتی بادشکن یا فاصله‌ی بین ردیف‌های بادشکن (بر حسب متر)

h = ارتفاع بادشکن (بر حسب متر)

V_m = سرعت آستانه‌ی فرسایش در ارتفاع ۱۵ متری (بر حسب کیلومتر در ساعت)

V = سرعت باد موجود در ارتفاع ۱۵ متری (بر حسب کیلومتر در ساعت)

θ = زاویه‌ی انحراف جهت باد از خط قائم بر بادشکن (بر حسب درجه)

مثال:

اگر ارتفاع یک بادشکن، ۱۰ متر؛ سرعت آستانه‌ی فرسایش در ارتفاع ۱۵ متری، ۳۰ کیلومتر بر ساعت و سرعت باد موجود در ارتفاع ۱۵ متری، ۴۰ کیلومتر بر ساعت باشد؛ فاصله‌ی بین بادشکن‌ها را محاسبه نمایید (فرض کنید که زاویه‌ی انحراف جهت باد از خط قائم بر بادشکن، ۲۰ درجه باشد).

حل:

$$d = 17 \times 10 \times (30 \div 40) \times \cos 20^\circ = 119/8 \text{ (متر)}$$

۹-۵-۵ استفاده از مالچ

در فصل چهارم، به تعریف مالچ و برخی از اثرات آن در حفاظت خاک‌ها اشاره گردید. علاوه بر این، مالچ در کاهش فرسایش خاک، جذب حرارت آفتاب و نگهداری آن در خاک و در نتیجه، کاهش تبادل حرارتی زمین و محیط، نگهداری رطوبت و کاهش تبخیر مؤثر است. بررسی‌ها

1- Woodruff and Zingg

نشان داده‌اند خاکی که روی آن، مالچی به ضخامت حدود ۲۰۰ میکرون پاشیده شده باشد، حدود چهار برابر بیشتر از زمین شاهد، در مقابل عوامل فرسایش‌زا پایدار است. از طرفی، باید در نظر داشت که مالچ، نباید درجهٔ حرارت خاک را بیش از حد بالا ببرد؛ زیرا در این صورت، سبب فاسد شدن بذر می‌گردد. نتایج برخی دیگر از پژوهش‌ها حاکی از آن است که مالچ‌ها با وجود داشتن خلل و فرج فشرده، قادر می‌باشند که آب را از خود عبور دهند و از تبخیر شدید جلوگیری کنند. بنابراین، در نگهداری رطوبت خاک مؤثر هستند.

به‌طور کلی، مالچ‌ها را می‌توان در دو گروه زیر طبقه‌بندی نمود:

(الف) مالچ غیرنفتی (آلی و مصنوعی)

(ب) مالچ نفتی

منظور از مالچ‌های غیرنفتی، تمامی مواد یا پوشش‌هایی می‌باشند که به‌منظور جلوگیری از تبخیر آب و رشد علف‌های هرز به کار گرفته می‌شوند تا موجبات حاصلخیزی خاک و در نهایت، کاهش فرسایش بادی را فراهم سازند. از جمله‌ی مالچ‌های غیرنفتی می‌توان به کاهوکلش، خاک ارته، کودهای حیوانی و آلی، پشم و شیشه، پلاستیک و صفحات فلزی اشاره نمود.

مالچ‌های نفتی، مواد یا فرآورده‌های سنگین نفتی حاصل از پالایشگاه‌ها می‌باشند که اغلب به‌منظور جلوگیری از فرسایش خاک، ثبیت شن‌های روان و افزایش محصولات کشاورزی مصرف می‌شوند.

۵-۴-۱) ویژگی‌های مالچ

برخی از مهم‌ترین ویژگی‌هایی را که یک مالچ باید دارا باشد، می‌توان به‌صورت زیر خلاصه نمود:

۱) مالچ باید در روی خاک، قشر یکنواخت بهم چسبیده‌ای را به وجود آورد که مقاوم به باد و باران باشد. در واقع، باید دارای خاصیت الاستیسیته باشد تا باد نتواند آن را به‌صورت پوسته پوسته در آورد.

۲) مالچ باید مواد غذایی خاک را کاهش دهد.

۳) مالچ، ضمن می‌ضرر بودن برای گیاهان، باید برای سلامتی انسان، دام و سایر موجودات زنده نیز مضر نباشد.

(۴) مالج باید به گونه‌ای باشد که حداقل برای ۱۸ ماه دوام بیاورد. هرچه عمر مؤثر مالج در زمین بیشتر باشد، ارزش آن بالاتر خواهد بود.

(۵) مالج باید بتواند آب و هوا را از خود عبور دهد و آن‌ها را در دسترس گیاهان قرار دهد.

(۶) مالج نباید بوی زننده‌های باقی‌مانده‌های نفتی را به همراه داشته باشد.

باید در نظر داشت که مالج همان‌طوری که در رشد گیاهان مؤثر است، در رشد علف‌های هرز نیز تأثیر دارد. بنابراین، لازم است که علف‌کش‌ها را نیز همراه با مالج به کار برد. هم‌چنین، قبل از استفاده از مالج، باید بعضی از خصوصیات آن را بررسی کرد. مهم‌ترین این خصوصیات، عبارتند از:

۱) بررسی تأثیر ترکیبات زیان‌آور مالج بر گیاهان و افراد استفاده‌کننده از آن

۲) بررسی تأثیر مالج بر دما و رطوبت خاک

۳) بررسی مقاومت و پایداری مالج در مقابل عوامل طبیعی، مصنوعی و حمله‌ی حشرات (زیرا این امکان وجود دارد که حشرات، مالج را به مصرف تغذیه‌ی خود برسانند).

۵-۹-۲) نقش مالج در جلوگیری از پیشروی شن‌های روان

همانگونه که اشاره شد، یکی از کاربردهای فرآورده‌های نفتی، در جلوگیری از پیشروی شن‌های روانی است که زمین‌های زراعی، شهرها، روستاهای جاده‌ها، قنوات و سایر عوارض را تهدید می‌کنند. در جهان، بعد از جنگ جهانی دوم، مالج‌های نفتی به منظور ثبیت شن‌های روان مورد آزمایش قرار گرفتند که نتایج آن‌ها مثبت بود. در ایران نیز از سال ۱۳۴۶ استفاده از این مواد آغاز شد که در آن هنگام، بخشی از اراضی تهران، قزوین و اهواز، مورد مالج‌پاشی قرار گرفتند. این مواد، بهدلیل بهم چسباندن ذرات شن، کم کردن تبخیر و نگهداری رطوبت، رشد گیاهان را تسريع می‌کنند.

منظور از ثبیت شن‌های روان، این است که جلوی حرکت آن‌ها را به طور موقتی گرفت تا بتوان طی این‌مدت، در آن‌ها پوشش گیاهی به وجود آورد و در نهایت، شن‌ها به وسیله‌ی ریشه‌ی گیاهان، به صورت پایدار بر جا بمانند.

برای ثبیت شن‌های روان، از روش‌های مختلفی مانند مالج‌پاشی، استقرار پوشش گیاهی و ایجاد بادشکن استفاده می‌شود. اغلب برای به دست آوردن نتیجه‌ی مطلوب، این روش‌ها با هم به کار برده می‌شوند. به طور معمول، در طرف شیب‌های تند تپه‌ها که به صورت مستقیم در

عرض خطر باد قرار دارند، گیاهان مقاوم بوته‌ای (مانند گون) کاشته می‌شوند و در طرف شیب‌های ملایم آن‌ها، مرتع کاری و یا جنگل کاری می‌کنند. در صورت امکان، بهتر است از گیاهانی استفاده نمود که علاوه بر مقاوم بودن آن‌ها، از چوبشان نیز بتوان بعدها استفاده کرد. از گیاهان کشت شده، بهخصوص در سال اول، بایستی به خوبی محافظت نمود. همچنین، بهتر است که محل عملیات را قرق کرد؛ زیرا در غیر این صورت، در اثر چرای بی‌رویه، نتیجه‌ی اقدام‌های انجام‌گرفته که به‌طور عموم، مخارج زیادی را نیز در بر دارد، از بین خواهد رفت.

از جمله کارهایی که در تشییت شن‌های روان باید انجام داد، می‌توان موارد زیر را برشمرد:

- (۱) تعیین جهت، سرعت و دوره‌ی باد (که از نظر کشت گیاهان و ایجاد بادگیرها اهمیت دارد).

(۲) محاسبه‌ی مقدار بارندگی و تعیین توزیع آن

- (۳) بررسی ویژگی‌های شن‌ها از نظر تخلخل، ریزی و درشتی، قدرت جذب و نگهداری آب، مواد آلی، املاح و غیره

- (۴) بررسی تأثیر مالچ‌های مختلف در تشییت شن‌ها برای شرایط مختلف (برای انجام این کار، به آزمایش توپل باد احتیاج است)

(۵) تعیین گونه‌های درختی سازگار با شرایط منطقه

- (۶) کوددهی به زمین‌هایی که از مواد غذایی لازم برای رشد گیاهان (به‌ویژه، مراحل اولیه رشد) برخوردار نمی‌باشند.

(۷) نهال کاری و بذر کاری در نزدیکی شروع فصل بارندگی (البته قبل از مالچ‌پاشی).

مهم‌ترین عامل موفقیت در استقرار پوشش گیاهی برای تشییت شن‌های روان، انتخاب نوع گیاهان مناسب با شرایط محیطی منطقه می‌باشد. برای نمونه، استفاده از چنار و نارون برای مناطقی توصیه می‌شوند که از آب کافی برخوردار باشند. در مناطق خشک، می‌توان از گیاهانی نظیر تاغ^۱، گز^۲، اسکنبل^۳، اکالیپتوس^۴ و آتریپلکس^۵ استفاده نمود. در میان این گیاهان، تاغ از اهمیت بالاتری برخوردار است؛ چراکه هم به عنوان بادشکن زنده مورد استفاده قرار می‌گیرد و

1- *Haloxylon*

2- *Tamarix*

3- *Calliognum*

4- *Eucalyptus*

5- *Atriplex*

هم به عنوان یک پوشش گیاهی بلند، پس از چند سال می‌تواند مفید باشد و از چوب آن استفاده نمود. تکثیر این گیاه به وسیله‌ی بذر انجام می‌شود که به روش‌های کشت مستقیم، کشت در کیسه‌های پلی‌اتیلنی و بذرکاری در کیسه‌های پلاستیکی انجام می‌شود. گیاه گز نیز از جمله گیاهانی است که از طریق قلمه از دیاد پیدا می‌کند و این کار به دو شیوه‌ی کشت قلمه در زمین اصلی و یا کشت قلمه در خزانه انجام می‌شود.

به طور کلی، در انتخاب گیاهان بالا بایستی به نکات زیر توجه داشت:

الف) گیاهانی را برگزید که ضمن سازگار بودن با شرایط محیط، بتوان از چوب آن‌ها نیز استفاده کرد.

ب) گیاهانی را انتخاب نمود که از لحاظ نیاز آبی، کم‌موقع باشند و بتوانند شرایط نامساعد محیطی (مانند کم‌آبی، شوری و وجود املاح زیاد) را تحمل نمایند.

پ) در مناطق خشک بایستی گیاهانی را انتخاب نمود که ضمن مقاوم بودن به خشکی، دارای ریشه‌های عمیق باشند (مانند تاغ) که بتوانند تا عمق‌های پایین ادامه یابند.

۵-۶) پرسش

- ۱- مهم‌ترین خصوصیات خاک را که در فرسایش بادی مؤثر می‌باشد، نام ببرید؟
- ۲- نقش پوشش گیاهی در فرسایش بادی را تشریح نمایید؟
- ۳- منظور از ذرات معلق در فرسایش بادی چیست و اهمیت این ذرات به چه خاطر می‌باشد؟
- ۴- قطر متوسط حساس‌ترین ذرات به فرسایش بادی، در چه دامنه‌ای قرار دارد؟
- ۵- کدام ذرات خاک، این قابلیت را دارند که هم به صورت جهشی و هم به شکل معلق حرکت کنند؟ (دامنه‌ی قطر متوسط آن‌ها ذکر شود)
- ۶- چهار مورد از نتایج حاصل از فرسایش بادی را نام ببرید؟
- ۷- نقش ارتفاع بادشکن و عرض بادشکن را در کاهش سرعت باد توضیح دهید؟
- ۸- سرعت آستانه‌ی فرسایش و حد اکثر سرعت باد غالب موجود در یک منطقه، به ترتیب، ۳۵ و ۴۵ کیلومتر بر ساعت می‌باشد. نوع بادشکن را از نظر تراکم تعیین نمایید.
- ۹- در صورتی که قطر متوسط ذرات خاک، دو میلی‌متر باشد؛ سرعت آستانه‌ی فرسایش بادی این خاک بر حسب متر در ثانیه چقدر خواهد بود؟
- ۱۰- نقش مالچ در جلوگیری از پیشروی شن‌های روان را توضیح دهید؟
- ۱۱- منظور از مالچ نفتی چیست و برخی از خواص آن را نام ببرید؟

کتابنامه

- اسماعلی، ا. و خ. عبداللهی. ۱۳۸۹. آبخیزداری و حفاظت خاک. انتشارات دانشگاه محقق اردبیلی.
- تلوری، ع. ۱۳۷۱. شناخت فرسایش کناری رودخانه در دشت‌های رسوبی. انتشارات مؤسسه تحقیقات جنگل‌ها و مراتع کشور. ۱۳۹ صفحه.
- رافاهی، ح. ۱۳۷۸. فرسایش بادی و کنترل آن. انتشارات دانشگاه تهران. ۳۲۰ صفحه.
- رافاهی، ح. ۱۳۸۲. فرسایش آبی و کنترل آن (چاپ چهارم). انتشارات دانشگاه تهران. ۶۷۱ صفحه.
- سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی کشور. ۱۳۸۱. راهنمای فرسایش و رسوب‌گذاری در محدوده‌ی آبشکن‌ها. نشریه‌ی شماره‌ی ۲۴۸.
- سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی کشور. ۱۳۸۲. پیش‌نویس راهنمای مهار فرسایش و حفاظت رودخانه‌ها. نشریه‌ی شماره‌ی ۲۶۷.
- سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی کشور. ۱۳۸۴. راهنمای مطالعات فرسایش و رسوب در ساماندهی رودخانه‌ها. نشریه‌ی شماره‌ی ۳۸۳.
- کادناس دلیانو، ل. ۱۳۷۸. کنترل سیلاب و تثبیت آبراهه‌ها. ترجمه‌ی ع. نجفی‌نژاد. انتشارات دانشگاه کشاورزی و منابع طبیعی گرگان. ۱۹۹ صفحه.
- نخجوانی، ف. ۱۳۵۱. مبارزه با فرسایش و اصلاح آبخیزها. انتشارات دانشگاه تهران. ۳۸۵ صفحه.
- نیلی، ن. ۱۳۸۰. ارزیابی عملکرد پروژه‌های آبخیزداری در رابطه با کنترل فرسایش و رسوب و

w w w . P n u N e w s . c o m

استحصال آب. چکیده مقالات نخستین همایش آبخیزداری و مدیریت استحصال آب در حوضه‌های آبخیز، صفحه‌ی ۲۵.
هادسون، ن. ۱۳۸۲. حفاظت خاک. ترجمه‌ی ح. قدیری. انتشارات دانشگاه شهید چمران اهواز.
صفحه ۴۷.

- Arnoldus, H.M.J. 1977. Predicting soil losses due to sheet and rill erosion. FAO Conservation Guide No.1. Rome.
- Beasley, D.B. 1991. ANSWERS user manual (2nd ed.). Agricultural Engineering Department Publication, No. 5.
- Beasley, D.B., Huggins, L.F. and Monke, E.J. 1980. ANSWERS: A model for watershed planning. Transaction of the American Society of Agricultural Engineers, Vol. 23, PP. 938-944.
- Beckmann, G. and Smith, K.J. 1974. Micromorphological changes in surface soils following wetting, drying and trampling in soil microscopy. Proceedings of the Fourth International Working Meeting on Soil Micromorphology. PP. 832- 845.
- Benard, G., Foster, R., Wesies, A. and Porter, P. 1991. RUSLE revised universal soil loss equation. Journal of Soil and Water Conservation. Vol. 46, PP. 30-33.
- Benhur, M. 1994. Runoff, erosion and polymer application in moving sprinkler irrigation. Soil Science, Vol. 158, PP. 283- 290.
- Benhur, M., Plaut, Z., Levy, G.L., Agassi, M. and Shainberg, I. 1995. Surface runoff, uniformity of water distribution and yield of peanut irrigated with moving sprinkler system. Agronomy Journal, Vol. 87, PP. 613- 619.
- Bennett, H.H. 1939. Soil Conservation. Mc.Graw. and Hill Book Company.
- Blacklunsn, W.H., kingth, R.H. and Merrill, L.B. 1978. Watershed parameters as influenced by grazing, Texas. Watershed Parameters, PP. 553- 572.
- Bryan, R.B. 2000. Soil erodibility and processes of water erosion on hillslope. Geomorphology, Vol. 32, PP. 385- 415.
- Esmaeili Vardanjani, N., Mohammadi, J. and Eskandari, Z. 2002. Effect of long-term grazing exclusion on controlling soil erosion. Proceeding of 17th WCSS symposium, 14-21 August, Thailand. Paper No. 997.
- FAO. 1979. A provisional methodology for soil degradation assessment. Rome. Italy.
- FAO. 1994. Gully control. FAO Conservation Guide. Rome, Italy.

- Foster, G.R. 1982. Modeling the erosion process. Hydrologic modeling of small watersheds. American Society of Agricultural Engineers. St Joseph. Mi. U.S.A.
- Foster, G.R., Lane, L.J. and Lanflen, J.M. 1989. Water erosion prediction project (WEPP). Workshop USDA-ARS.
- Fournier, F. 1972. Rational use and conservation of soil. *Geoforum*, Vol. 10, PP. 35-47
- Ghorbani, B. 1997. A mathematical model to predict surface runoff under sprinkler irrigation condition. Ph.D. Thesis, Silsoe College, Cranfield University. Bedford Uk.
- Hajabasi, M.A., Jalaian, A. and karimzadeh, H.R. 1997. Deforestation effects on soil physical and chemical properties, Lordegan Iran. *Plant and Soil*, Vol. 190, PP. 301- 308.
- Hamilton, L.S. and Pearce, A.J. 1987. What are soil and water benefits of planting trees in developing country watershed. In: Soutgate, D.D. and Disinger, J.E. (eds.). Sustainable Resource Development in the Third World. West View, Boulder Colorado, USA, PP. 39- 58.
- Hodgkinson, K.C. 1993. Tactical grazing can help maintain stability of semiarid woodlands. Proceeding of the 17th International Grassland Congress. Palmerston North. New Zealand. PP. 75- 76.
- Huggett, R., 2003. Fundamentals of Geomorphology. Routledge Fundamentals of Physical Geography, Taylor and Francis Group, London and New York.
- Knisel, W.G. (ed.). 1980. CREAMS: A field scale model for chemicals runoff and erosion from agricultural management systems. USDA Conservation Research Report, No. 26.
- Knoll, G. and Hopkins, H. 1959. The effects of grazing and trampling upon certain soil characteristics. *Trans. Kansas Acad. Sci*, Vol. 62, pp. 221- 231.
- Lal, H.W. 1959. Soil compaction on forest and range soils. WSDA Misc. Publication.
- Lal, R., Sanchez, P.A. and Cummings, R. 1986. Land clearing and development in the tropics. Balkema, Rotterdam, Netherlands.
- Misra, R.K. and Rose, C.W. 1992. A guide for the use of erosion-deposition programs. Department of Earth Sciences, Griffith university, Australia.
- Morgan, R.P.C. 1996. Soil erosion and conservation. 2nd ed. Silsoe College, Cranfield University, UK.

- Morgan, R.P.C. 2001. A simple approach to soil loss prediction: a revised Morgan-Morgan-Finney model. *Catena*, Vol. 44, PP. 305-322.
- Morgan, R.P.C. and Rickosn, R.J. 1990. Issue on soil erosion in Europe: The need for soil conservation policy. In: Boardman, J., Foster, D.L. and Dearing, J.A. (eds). *Soil erosion on agricultural lands*. Wiley, Chichester. PP. 591- 603.
- Morgan, R.P.C., Quinton, J.N. and Rickson, R.J. 1991. *EUROSEM: A user guide*. Silsoe College, Cranfield University, UK.
- Morgan, R.P.C., Quinton, J.N. and Rickson, R.T. 1993. *EUROSEM: A user guide, version 3.1*. Silsoe College, Cranfield University, UK.
- Nearing, M.A., Foster, G.R., Lane, L.J. and Finckner, S.C. 1989. A process- based soil erosion model for USDA water erosion prediction project technology. *Transactions of the American Society of Agricultural Engineers*. Vol. 32, PP. 1587-1593.
- Neitsch, S.L., Arnold, J.G., Kiniry, J.R., Williams, J.R. and King, K.W. 2002. *Soil and water assessment tool: Theoretical documentation*. Blackland Research Center, Texas Agricultural Experiment Station.
- Neitsch, S.L., Arnold, J.G., Kiniry, J.R., Williams, J.R. and King, K.W. 2002. *Soil and water assessment tool: User's Manual*. Blackland Research Center, Texas Agricultural Experiment Station.
- Rickson, R.J. 1994. Pontential application of the European Soil Erosion Model (EURUSEM) for the evaluating soil conservation measures. In: Rickson, R.J. (ed.). *Conserving soil Resources: European Perspective*. CAB International Walingford, Oxford Shire.
- Stehlik, O. 1975. Potential soil erosion by running water on territory of the Czech Socialist Republic. Brno: Ceskoslovenska akademie ved, Geograficky Ustav.
- UNDP. 1999. *Human Development Report of the Islamic Republic of IRAN*. Chapter 8, PP. 109-121.
- Walsh, R.P.D. and Voigt, P.J. 1977. Vegetation litter: an underestimated variable in hydrology and geomorphology. *Journal of Biogeography*. Vol. 4, PP. 253- 274.
- Wischmeier, W.H. and Smith, D.D. 1978. Predicting rainfall erosion losses. *USDA Agricultural Handbook*, No. 537.

- Wischmeier, W.H., Johnson, C.B. and Cross, B.V. 1971. Soil erodibility nomograph for farmland and construction sites. Journal of Soil and Water Conservation, Vol. 26, PP. 189-193.
- Woolhiser, D.A., Smith, R.A. and Goodrich, D.A. 1990. KINEROS: a kinematics runoff and erosion model documentation and user manual. USDA.
- Yu, B. and Rose, C.W. 1997. Toward a framework for runoff and soil loss prediction using GUEST technology. Aust. J. Soil. Res., Vol. 35, PP. 1191- 2120.