

بررسی فرایش خندقی در حوضه آبریز دیره با استفاده از شاخص‌های اقليمی

سعید الفتی

کارشناس ارشد اقلیم‌شناسی دانشگاه بیزد

خدیجه مرادی

کارشناس ارشد ژئومورفولوژی دانشگاه اصفهان

در رابطه با فرایش خندقی پژوهش‌های مختلفی صورت گرفته است که به برخی از آنها اشاره می‌گردد. کولیسون (۲۰۰۱) بر اهمیت ترک‌های کششی به عنوان یک عامل مهم ناپایداری و توسعه خندق تأکید دارد. سوفی و همکارانش (۲۰۰۲) با بررسی کرونولوژی تشکیل خندق در یک محیط جنگلی در جنوب‌شرق استرالیا نشان دادند که قطع درختان و بارندگی شدید، علت اصلی فرایش خندقی بوده است. پوسن و همکاران (۲۰۰۳) یکی از دلایل مهم در رابطه با سرعت شکل‌گیری و گسترش فرایش خندقی را تغییر وضعیت و رفتار فرایش خندقی در طول زمان دانسته‌اند. والتن و همکاران (۲۰۰۵) در تحقیقی با عنوان فرایش خندقی، عوامل و کنترل براساس مطالعات میدانی انجام دادند که هدف آن بیان عوامل مؤثر در وقوع این نوع از فرایش و تغییرات محیطی حاصل از آن بود. مرادی (۱۳۹۱)، با استفاده از مدل رقومی ارتفاعی به شیوه‌سازی فرایش خندقی در حوضه آبریز دیره پرداخت و نقاط مستعد فرایش خندقی را با کمک نرم‌افزار GIS مشخص کرد. معیری و همکاران (۲۰۱۳) با استفاده از روش AHP اقدام به پهنه‌بندی خطر و قوع فرایش خندقی در حوضه آبریز دیره نمودند و حوضه را در ۶ طبقه پهنه‌بندی نمودند و نتیجه گرفتند بیش از ۳۸ درصد حوضه دارای خطر بالایی برای فرایش خندقی می‌باشد. همچنین می‌توان به کارهای ازچی (۲۰۰۰)، مورگان (۲۰۰۳)، سیدروچوک و همکاران (۲۰۰۳) (قدوسی ۱۳۸۲)، عاملی (۱۳۸۲)، نکویی‌مهر و امامی (۱۳۸۶) و میلادی (۱۳۹۰)، اشاره داشت. تاکنون از لحاظ فاکتورهای اقلیمی کمتر به مطالعه خندق‌ها پرداخته شده است. در این تحقیق سعی شده با استفاده از ۵ شاخص اقلیمی به بررسی وضعیت فرایش خندقی در حوضه آبریز دیره که یکی از مناطق عمده کشاورزی در سطح استان کرمانشاه می‌باشد پرداخته شود.

داده‌ها و روش‌ها موقعیت منطقه مورد مطالعه

حوضه‌ی آبریز دیره با مساحت ۱۱۳/۴۱ کیلومترمربع در غرب ایران، محدوده‌ی سیاسی استان کرمانشاه واقع می‌باشد. این حوضه از نظر موقعیت جغرافیایی بین مدارهای ۳۴/۱۴ تا ۳۴/۲۹ درجه از شمال خط استوا و بین نصف‌النهارهای ۴۵/۳۹ درجه تا ۴۵/۰۶ درجه طول شرقی از نصف‌النهار گرینویچ واقع شده است. شبیه حوضه بین ۰ تا ۴۳/۷ درجه است.

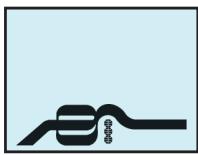
روش کار

جهت بررسی فرایش خندقی در منطقه مورد مطالعه از نقشه‌های توپوگرافی مقیاس ۱:۵۰۰۰۰ و زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ استفاده شد.

چکیده شکل‌گیری خندق‌ها همواره با فرایش و تغییر شکل ظاهری زمین همراه است و سبب تولید میزان قابل توجهی رسوب، تخریب اراضی، جاده‌ها، شبکه‌های آبیاری و پرشدن سدها می‌گردد. یکی از عوامل بسیار تأثیرگذار در بوجود آمدن خندق‌ها شرایط اقلیمی منطقه است. مقاله حاضر به منظور بررسی وضعیت خندق‌زایی و فرایش خندقی در حوضه آبریز رودخانه دیره شهرستان گیلانغرب به عنوان یکی از مراکز عمله تولید کشاورزی در استان کرمانشاه انجام گرفته است. در این راستا از از ۵ شاخص اقلیمی بهره گرفته شده است. این ۵ شاخص عبارتند از ضربیب هیدرورتمال، ضربیب Ws یا مقدار رطوبت موجود در سازندها، مدل سپاسخواه، مدل آرنولدوز و مدل دوم فورنیه. نتایج محاسبه شده ضربیب هیدرورتمال و Ws نشان می‌دهد دارای حساسیت بالا و استعداد بسیار قوی برای خندق‌زایی است. همچنین میانگین محاسبات سه مدل بعدی که جهت برآورد میزان رسوب تولید شده با استفاده از فاکتورهای اقلیمی صورت پذیرفت نشان داد که میزان فرایش برای کل حوضه مورد مطالعه ۲۴۸۱۸/۷۷ تن می‌باشد که نقشی قابل توجه در خندق‌زایی دارد.

واژه‌های کلیدی: فرایش خندقی، شاخص‌های اقلیمی، کرمانشاه، حوضه‌آبریز دیره

مقدمه طبق تعریف خندق آبراهه‌ای است نسبتاً دائمی با دیواره‌های جانبی قائم که جریان‌های موقتی آب از آن می‌گذرد (برادفورد، ۱۹۱۰؛ ۷۷: ۱۹۱۰). فرایش خندقی یکی از مهمترین انواع فرایش است که موجب بروز آسیب‌ها و زیان‌های زیادی می‌گردد. به عنوان مثال این نوع از فرایش باعث کاهش امکان ترد ماسنی‌های کشاورزی و هزینه‌های اضافی مربوط به این بخش می‌شود (سلیمان‌پور، ۱۳۹۱: ۴۲). همچنین شکل‌گیری خندق‌ها همواره با فرایش و تغییر شکل ظاهری زمین همراه است و سبب تولید میزان قابل توجهی رسوب، تخریب اراضی، جاده‌ها، شبکه‌های آبیاری و پرشدن سدها می‌گردد (جعفری‌گرزن، ۱۳۹۶) و بروکارد و کاستاچوک، ۱۹۹۰). خندق‌ها که در بیشتر موارد شاخصه‌های عدمدهی تغییرات محیطی در نظر گرفته می‌شوند، به لحاظ رشد سریعی که دارند از اشکال عادی فرایش به شمار نمی‌آیند (هوثایت و همکاران، ۱۹۹۰، تاختگاله و همکاران، ۲۰۰۱، بیاتی خطيبي، ۱۳۹۳). در زاگرس رخنمون سازندهای سست مانند مارن و گچ و ... و شرایط آب و هوایی (رطوبت، بارش و دما) به گسترش این نوع فرایش کمک کرده است. بنابراین لازم است با مطالعه بر روی این نوع از فرایش جهت پیشگیری از خطرات و جلوگیری از توسعه هر چه بیشتر آن برنامه‌ریزی لازم صورت گیرد (مرادی، ۱۳۹۱: ۲).



فرسایش خندقی می شود (Oostwoud & et al, 2001: 911, 32; Bryan, 2000: 375). از طرفی هرگونه فعالیت‌های انسانی مانند شخم زدن، چرای بی‌رویه، آتش‌سوزی موجب بهم خوردن تعادل طبیعت بویژه در فصول گرم (ماه‌هایی که WS منفی دارند) می‌شود، بنابراین کاهش یا منفی بودن WS زمانی مهم می‌شود که در منطقه پس از یک دوره خشکی در بین بارندگی‌ها و نیز بهم خوردن تعادل طبیعی زمین اولین بارندگی‌ها شروع شود (عبدالبنی، ۱۳۷۶: ۱۱۱).

ضریب WS از رابطه (۲) بدست می‌آید:

$$WS = R - Rp/t \quad (2)$$

t: درجه حرارت ماهیانه،

WS: رطوبت موجود،

R: متوسط بارش ماهیانه به میلیمتر،

Rp: ضریب مربوط به دما و از رابطه (t+7) = 30 بددست می‌آید.

با توجه به داده‌های محاسبه شده میزان Ws یا رطوبت موجود برای ماه‌های دی، بهمن، فروردین و اردیبهشت مثبت و برای ۸ ماه دیگر سال منفی می‌باشد. بنابراین وقوع بارندگی‌ها در ماه‌های دارای Ws منفی باعث شکل‌گیری خندق می‌شود، خصوصاً بارندگی‌های اوایل فصل پاییز به دلیل آشفتگی و فقدان پوشش گیاهی، کاملاً مستعد خندق‌زایی می‌باشند. از طرفی به دلیل بارندگی‌های فروردین و به دلیل فقدان پوشش گیاهی مناسب، حالت سست و نرم بودن خاک‌ها در اثر یخ‌بندان و ذوب در فصول سرد، از خندق‌زایی بالاتری برخوردارند. جهت پی بردن به مقدار رسوب ویژه در هکتار از فرمول‌های تجربی متفاوتی که در شرایط اقلیم کشورمان به ویژه اقلیم نیمه خشک منطقه گیلان‌غرب سازگاری و مطابقت داشته، استفاده شده است. فرمول مربوط به سپاسخواه از روی داده‌های اقلیمی ۱۱ ساله شهرستان گیلان‌غرب محاسبه شده است که به شرح زیر است.

$$\text{رابطه (۳)}: EI30 = 1/6(\sum N Pi/P) = (1/27)1/6 * 33/3^{1/27} = 137/28$$

EI30: متوسط ساختار خاک فرسایش‌زایی سالانه باران بر حسب تن در هکتار

Pi: متوسط بارندگی ماهانه بر حسب میلیمتر

P: متوسط بارندگی سالانه به میلیمتر

N: تعداد ماه‌هایی که بارش رخ داده است

فرمول آرنلدوز نیز یکی دیگر از فرمول‌های با اهمیت جهت برآورد میزان

رسوب در مناطق نیمه خشک می‌باشد که از طریق داده‌های اقلیمی محاسبه می‌گردد.

$$\text{رابطه (۴)}: EI30 = 0/302(\sum N^8 Pi/P)^{1/93} = 262/01$$

مدل دوم فورنیه

براساس مدل دوم فورنیه میزان رسوب حاصله برای کل زیر حوضه‌های منطقه

محاسبه و بطور متوسط برای کل زیر حوضه‌های منطقه نیز برآورد شده است.

$$\text{رابطه (۵)}: Log Qs = 2/65 \log pw/pa + 0/6 h^2/s - 1/56 = 257/3 Qs/t/hec$$

Qs: میزان رسوب ویژه بر حسب تن در هکتار

Pa: میانگین بارندگی سالیانه بر حسب میلیمتر

Pw: میانگین بارندگی پریاران ترین ماه سال به میلیمتر

H: متوسط ارتفاع حوضه

S: شیب متوسط حوضه (می‌توان مساحت حوضه را نیز به جای شیب منظور کرد).

بیشترین مقادیر بارندگی متوسط ماهانه منطقه مربوط به اردیبهشت ماه

نقشه‌های لیتوژوژی و شیب نیز در محیط ArcGIS ترسیم گردید. همچنین با استفاده از مشاهدات میدانی نسبت به شناسایی خندق‌ها اقدام شد. جهت بررسی استعداد خندق‌زایی و ویژگی‌های سازندهای منطقه از داده‌های اقلیمی ایستگاه سینوپتیک گیلان‌غرب، مدل‌های برآورد میزان فرسایش و رسوب استفاده شده است. برای پردازش داده‌های مورفومنtri خندق‌ها و تعیین روابط همبستگی آنها جهت تفسیر و تبیین میزان تأثیرگذاری متغیرها بر همدیگر از نرم‌افزار SPSS و EXCEL استفاده شد و نمودارهای مربوطه ترسیم گردید. از نرم‌افزار ArcView نیز جهت ترسیم نقشه‌ها استفاده گردید.

بررسی‌های انجام شده از طریق عملیات میدانی، عکس‌های هوایی، نتایج تحلیل‌های کمی و بررسی نوع سازندها نشان داد که عوامل مختلفی نظیر شرایط اقلیمی، وضعیت توپوگرافی، شیب و جهت شیب و دحالت‌های انسانی در شکل‌گیری خندق‌های منطقه مؤثرند. در بین عوامل مختلف، شرایط اقلیمی بطور مستقیم و یا غیرمستقیم نقشی بسیار مؤثر در خندق‌زایی دارد. برای مشخص نمودن استعداد خندق‌زایی می‌توان از ضرایب اقلیمی متعددی استفاده نمود، که در ادامه به شرح و نتایج آنها پرداخته خواهد شد.

یافته‌های تحقیق

ضریب هیدرولرمال از جمله ضرایب ساده و مهم است که در این مورد کاربرد دارد. چنانچه ضریب هیدرولرمال در محدوده ۱/۲۵ تا ۲/۵ قرار گیرد این مناطق برای خندق‌زایی بسیار مستعد می‌باشند (بیاتی، خطيبي، ۱۳۷۹: ۵۴).

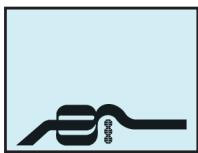
$$\text{HTK} = (ER/ET)10$$

ER: مجموع بارش سالانه به میلیمتر

ET: ضریب دمایی برای ماهیانی از سال که دمای منطقه بیش از ۱۰ درجه سانتیگراد است.

HTK: ضریب هیدرولرمال.

مقدار HTK محاسبه شده برای حوزه آبریز دیره ۲/۳ می‌باشد. بنابراین از لحاظ ضریب هیدرولرمال منطقه دارای حساسیت بالا و استعداد قوی برای خندق‌زایی است. تحلیل میزان رطوبت موجود در سازندها و نوسان آن در پیدایش خندق‌های منطقه، میزان رطوبت و تغییرات آن در نتیجه تناوب فضول خشک و مربوط عاملی بسیار مهم در بوجود آمدن شیارها و شکافها در سازندهای ریزدانه حاوی رس و سیلت و در نهایت توسعه‌ی فرسایش شیاری و پیدایش خندق‌های منطقه نقش مؤثری دارد. از جمله ضرایب دیگری که با استفاده از آن می‌توان پتانسیل خندق‌زایی منطقه را با پارامترهای اقلیمی در ارتباط گذاشت و تعیین نمود، ضریب WS یا مقدار رطوبت در سازندهای سطحی می‌باشد (بیاتی، خطيبي، ۱۳۷۹: ۵۶ و ايلدرمني، ۱۳۸۱: ۲۱۵ و عبدالبنی، ۱۳۷۶: ۱۱۷). این ضریب بدین صورت می‌باشد که اگر میزان رطوبت موجود در سازندهای سطحی کاهش یابد به مفهوم کاهش رطوبت قابل جذب ریشه گیاهان می‌باشد. در نهایت گیاهان نمی‌توانند از مقدار رطوبت ناچیز چسبیده به ذرات خاک استفاده کنند و در نهایت پی‌مرده می‌گردند. تناوب فضول گرم و خشک موجب می‌شود که در فضول گرم با خشک شدن زمین و پی‌مرden پوشش گیاهی در سطح سازندهای ریزدانه شکاف‌هایی بوجود آید و این شکافها در زمان اولین بارش ناگهانی، محل تمرکز رواناب‌ها و پیدایش



کشاورزان از طرف مأمورین سازمان حفاظت محیط زیست منطقه، از لحاظ نوع و اصول کشت صحیح و جلوگیری از شخم زدن در جهت شیب دامنه‌ها ۴. اصلاح کاربری اراضی بر اساس توان طبیعی و محدودیت‌های مربوط به خصوصیات فیزیوگرافی، ژئومورفو‌لوژی، خاک و ... در منطقه.

منابع و مأخذ

- احمدی، حسن، (۱۳۸۸)، ژئومورفو‌لوژی کاربردی ج ۱ فرسایش آبی، انتشارات دانشگاه تهران.

- بیاتی خطیبی، مریم، (۱۳۸۳)، تحلیل و بررسی نقش عوامل توپوگرافی و مورفوژن در خندق‌زایی مطالعه موردی، دامنه‌های شمالی قوهش داغ، مجله پژوهش‌های جغرافیایی، ش ۴۹، صص ۵۳-۷۰.

جعفری‌گرزن، بهنوش، رضاعلی دمه‌یاری، مهداد صفائی و سیدحسن احمدیان، (۱۳۸۶)، معرفی مدل‌هایی برای پیش‌بینی رشد حجم خندق (مطالعه موردی: حوضه آبخیز سرخ آباد مازندران)، مجله پژوهش و سازندگی، ش ۷۵، صص ۱۱۷-۱۰۸.

- رضایی مقدم، محمدحسین، بهبودی، عبدالله، (۱۳۹۰)، کاربرد مدل EGEM در برآورد فرسایش ناشی از خندق‌های موقتی در حوضه آبریز سرندچای، مجله فضای جغرافیایی، سال یازدهم، شماره ۳۵، صص ۱۵۴-۳۵.

- رفاهی، حسینقلی، (۱۳۷۵)، فرسایش آبی و کنترل آن، انتشارات دانشگاه تهران.

- عابدینی، موسی، (۱۳۸۴)، پژوهشی در فرسایش خندقی ارتفاعات جنوب غرب دشت هادی شهر از طریق روش‌ها و تکنیک‌های جدید، مجله جغرافیا و توسعه، ش، صص ۱۱۳-۱۳۳.

- عاملی، داریوش، (۱۳۸۲)، مدل پهنگندی خطر ناشی از فرسایش آبکندي در حوضه آبکندي کلوجه بیجار با استفاده از GIS و RS، پایان نامه کارشناسی ارشد منابع طبیعی، دانشگاه تربیت معلم.

- قدوسی، جمال، (۱۳۸۲)، مدل‌سازی فرسایش خندقی و پهنگندی خطر آن مطالعه موردي حوضه آبخیز زنجان‌ورود، پایان نامه دکتری، دانشگاه منابع طبیعی، دانشگاه تهران.

- مرادی، خدیجه، (۱۳۹۱)، مدل‌سازی فرسایش خندقی و پهنگندی خطر آن در حوضه آبریز دیره رودخانه الوند، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه اصفهان، اصفهان.

- میلانی، بهزاد، (۱۳۹۰)، شبیه‌سازی مناطق مستعد فرسایش خندقی در حوضه های آبریز مرگ و رازآور، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه رازی، کرمانشاه.

نکوبی مهر، محمد، امامی، سیدنعمیم، (۱۳۸۶)، طبقه‌بندی مورفوکلیماتیک مناطق تحت تأثیر فرسایش خندقی (مطالعه موردي استان چهارمحال بختیاری)، مجله پژوهش و سازندگی در منابع طبیعی، شماره ۷۷، صص ۸۴-۹۲.

Burkard, M.B. and Kostaschuk, (1997);Patterns and control of gully growth along the shoreline of Kake Huron. Earth Surface Processes and Landforms 22,901-911

-C. valenti, j. Poesen,Yong, Li, (2005), gully erosion impacts, factors and control. Catena 63, 132-153.

-Collison, A. J., (2001). The cycle of instability: Stress releas and fissure flow as controls on gully head reteat. HydrologicalProcesses, 15(1), pp 3-12.

- Heathwaite,A. L., T.P ,Burt,,S, T.Trudgill, (1990), Land-use controls on sediment production in a lowland catchment, soth-west England. Soil erosion on agricultural land .John Wiley and sons LTD pp 69-86.

- Imeson, A.C. and F.J.P.M. Kwaad, (1980); Gully types and gully prediction, KNAG geografisch xiv, 5: 430-441.

- Oostwoud Wijdenes, D.J., Poesen, J., Vandekerckhove, L.,Ghesquiere, M., (2000)63 Spatial distribution of gully head activity and sediment supply along an ephemeral channel in a Mediterranean environment. Catena, 39, pp 147-167.

-Massoud Moayeri,, Amjad Maleki. Mojgan Entezari, Khadijeh Moradi, Saeed Olfati,2013, Simulation of Possibility of Gully Erosion in Catchment of Dyreh by Analytical Hierarchy Process (AHP), Journal of Basic and Applied Scientific Research,pp 1-9.

- Morgan, R.P.C., and D. Morgan Zulu, (2003); Treshold condations for initiation of valley-side gullies in the Midle Wees of Switzerland. Catena 50: 401-411.

- Nachtergaele, J., Poesen, J., Sidorchuk, A. Torri, D., (2002). Prediction of concentrated flow width in ephemeral gully channels, Hydrological Processes 16 (10), 1935- 1953.

- Posesen, J., Nachtorgale, J., Verstrac, G., (2003), Gully erosion and environmental change: importance and research needs. Catena 50,PP 91-133.

حدود ۶۸/۷ میلیمتر می‌باشد اما در اردیبهشت ماه پوشش گیاهی تا حدی سطح ارتفاعات را در مقابل انرژی جنبشی فرسایش بارانی، محافظت می‌کند. غالباً بارش‌های رگباری مهرماه به دلیل کاهش اثر حفاظتی پوشش گیاهی و آشفته بودن سطح زمین توسط انسان، موجب فرسایش شدید و پیدایش جریانات گل آلود می‌شود. با توجه به نتایج فرمول‌های تجربی، آرنولدوس، سپاسخواه، فورنیه، میزان فرسایش زایی باران از ۱۳۷/۲۸ تا ۲۶۲/۰۱ تا ۲۶۲/۰۱ در هکتار متغیر است. میانگین میزان فرسایش زایی باران با توجه به سه فرمول مذکور در حدود ۲۱۸/۸۳ تا در هکتار در سال می‌باشد. این امر بیانگر آن است که شدت فرسایش زایی زیادتر باران به ویژه در دامنه‌های رو به شمال با توجه به لیتوژری سنگ‌های رسوبی کارستی، پوشش گیاهی و ضخامت نسبتاً بیشتر سازندهای سطحی در اثر بارش‌های رگباری اوایل پاییز است. با ضرب ۲۱۸/۸۳ مقدار رسوب ویژه در هکتار بر مساحت کل حوضه (۱۱۳/۴۱ کیلومترمربع) میزان فرسایش برای کل حوضه مورد مطالعه ۲۴۸۱۸/۲۷ تا می‌باشد که نقشی قابل توجه در خندق‌زایی دارد.

نتیجه‌گیری

شبیه‌سازی نقاط مستعد خندق‌زایی بر این دانش استوار است که خندق عمولاً در مکان‌های تمرکز جریان آب و رطوبت تشکیل می‌شود. ویژگی چنین مکان‌هایی مورفوژنی مقعر و تقریباً تخت می‌باشد. عوامل دیگری این ویژگی را تشدید می‌نمایند. برای مثال نوع لیتوژری و خاک بستر مناسبی برای افزایش و یا کاهش نقش مورفوژنی زمین شکل‌ها در تمرکز خندق‌های حوضه آبریز دیره می‌باشد. نتایج حاصل از شاخص‌های اقلیمی رطوبت موجود در سازندها و ضریب هیدروترمال تأییدکننده استعداد قوی خندق‌زایی حوضه مورد مطالعه می‌باشد. مدل‌های مورد استفاده در برآورد میزان رسوب حاصل از این فرسایش (سپاسخواه: ۱۳۷/۲۸ تا در هکتار، آرنولدوز: ۲۶۲/۰۱ تا در هکتار، مدل دوم فورنیه: ۲۵۷/۳ تا در هکتار) که از فاکتورهای اقلیمی بهره می‌گیرند با میانگین ۲۱۸/۸۳ تا در هکتار و مجموع ۲۴۸۱۸/۲۷ تا نشان‌دهنده بحرانی بودن وضعیت فرسایش خاک حوضه که یکی از دشت‌های حاصل‌خیز استان و مرکزی مهم در تولیدات کشاورزی به حساب می‌آید، است. به همین جهت توصیه می‌گردد با توجه به پیشنهادات زیر برنامه‌ریزی‌هایی در جهت پیشگیری و جلوگیری از فرسایش خاک و مخاطرات متعاقب آن در این حوضه صورت گیرد.

۱. کنترل و احیای خندق‌ها بوسیله حفاظت و ایجاد پوشش گیاهی منطبق با شرایط طبیعی منطقه. ۲. کنترل خندق بوسیله انواع بندها (الف. بندهای موقتی: با کنکردن سرعت جریان آب و در نتیجه تشدید عمل رسوب‌گذاری مانع از این فرسایش می‌شود. ب. بندهای چوبی: با قرار دادن دو ردیف تیر چوبی در عرض خندق و قرار دادن چوب‌های ضخیم افقی بین آنها و فرو کردن در کف آبراهه ایجاد سد می‌کند. ج. بندهای سنگی: از روی هم قرار گرفتن قطعه سنگ‌های غیر متصل ساخته می‌شود و باعث عمل رسوب‌گذاری و همچنین تغذیه آب‌های زیرزمینی می‌گردد. د. بندهای خاکی: در خندق‌های ساخته می‌شوند که حجم جریان آنها کم است. بندهای گایبوئی و دائمی و ... نیز می‌توانند در کنترل این فرسایش بسیار مؤثر باشند). ۳. دادن آگاهی به