

برآورد فرسایش ناشی از خندق‌های موقتی با مدل EGEM در حوضه آبریز لنبران، اهر چای

محمد حسین رضایی مقدم - استاد گروه ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز.
میر اسدالله حجازی - دانشیار گروه ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز.
عبدالله بهبودی * - دانشجوی دکتری ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز.

پذیرش مقاله: ۱۳۹۷/۰۷/۰۴
تأیید نهایی: ۱۳۹۸/۰۳/۱۹

چکیده

فرسایش خندقی یکی از انواع پدیده‌های ژئومورفیک است. هر ساله خسارت‌های زیادی به اراضی کشاورزی، مرتعی و جاده‌ها وارد می‌کند. شناسایی علل و مدل سازی آن نقش مهمی در مدیریت حوضه‌های آبریز دارد. یکی از انواع فرسایش خندقی، فرسایش خندقی موقتی است. در حال حاضر مدل EGEM تنها مدلی است که می‌تواند این نوع فرسایش را ارزیابی کند. زیر حوضه لنبران در سمت ضلع شرقی رودخانه اهرچای واقع شده است. مساحت این زیر حوضه ۲۰۱۱۸ هکتار می‌باشد و سرشاخه اصلی رودخانه اهرچای محسوب می‌شود. این حوضه بین سال‌های ۱۳۹۵ تا ۱۳۷۸ پس از بارندگی مورد بازدید میدانی قرار گرفت. خندق‌های موقتی در این منطقه در فصول پاییز، تابستان و بهار مخصوصاً با بارش‌های رگباری ایجاد می‌شوند. داده‌های لازم برای اجرای مدل EGEM جمع آوری شد. در تحلیل‌های کمی نیز از نرم افزارهای SPSS و Excel استفاده شد. با توجه به تحلیل‌های صورت گرفته بین پارامترهای اندازه گیری شده و نتایج حاصل از مدل بالاترین ضریب همبستگی بین عمق، سطح مقطع، حجم و پهنای برآورد شده و اندازه گیری شده بترتیب با ضریب همبستگی ۰/۸۴۹، ۰/۸۴۵، ۰/۸۱۸ و ۰/۸۱۴ وجود دارد.

واژگان کلیدی: خندق موقتی - لنبران - اهر چای - مدل EGEM

مقدمه

یکی از مهمترین انواع فرسایش آبی، فرسایش خندقی است در مناطق خشک و نیمه خشک جهان موجب تغییرات قابل ملاحظه در اراضی می‌شود و پیامدهای زیانبار اقتصادی و اجتماعی دارد (خایر^۱ و همکاران، ۲۰۰۶؛ مارکر^۲ و همکاران، ۲۰۰۸؛ دسمت^۳ و همکاران، ۱۹۹۹). این نوع فرسایش از مهمترین و پیچیده ترین نوع فرسایش می‌باشد که جهت کنترل آن باید عوامل موثر را شناخت (احمدی، ۱۳۹۰؛ ۲۴۳). رشد خندق در اغلب موارد به عنوان معیار عدمه تغییرات محیطی در نظر گرفته می‌شود برای اینکه رشد آن سریع و جزو اشکال فرسایش عادی نمی‌باشد (بیاتی خطیبی، ۱۳۸۳؛ ۵۴). و به دلیل تمرکز جریان آب در شیارهای کوچک به راحتی حجم زیادی از خاک‌های ریز دانه در مدت کوتاهی به واسطه فرسایش خندقی نسبت به سایر عوامل فرسایش جایجا می‌شود (رایان، ۲۰۱۰؛ ۲۸۸). طبق نظر پوسن خندق‌ها کanal هایی هستند که مساحت مقطع عرضی آنها بیش از ۹۲۹ متر مربع باشد، البته این اصطلاح برای اولین بار توسط هیوج در سال ۱۹۷۷ به کار برده شد (پوسن^۴، ۲۰۰۳؛ ۹۴). کمتر از این آستانه شیار نام دارد. این نوع فرسایش آبی موجب کاهش شدید حاصلخیزی خاک و تولید بار رسوبی فراوان گردد. رسوب گذاری در مسیر سازه‌های انسانی و تخریب آنها از اثرات این نوع فرسایش است (اسمالی و همکاران، ۱۳۹۴؛ ۹۲). در بسیاری از نقاط ممکن است عوامل موثر در رخداد فرسایش خندقی تا حدودی همگن و مشابه باشد، اما رشد و گسترش فرسایش خندقی از منطقه یا ناحیه‌ای به ناحیه دیگر متفاوت است و تابع عوامل یکسان، همگون و متشرب نیست (توکلی، ۱۳۹۴؛ رستمی زاد، ۱۳۹۳). ویژگی‌های توپوگرافی مانند حوضه بالا دست خندق، شب و شکل ناهمواری از فرآیندهای مهم و کلیدی در شکل گیری خندق هستند (فoster^۵، ۱۹۸۶؛ دسمت^۶ و همکاران، ۱۹۹۹؛ کنپن و پوسن^۷، ۲۰۱۰؛ داگپاتی^۸ و همکاران، ۲۰۱۳). فرسایش ناشی از ایجاد خندق‌های موقتی در خاک‌های زیر کشت معمولاً بعد از عملیات کاشت و برداشت بیشتر اتفاق می‌افتد و موجب تلفات خاک شده و همچنین از سودمندی و کارایی عملیات کشت کاسته می‌شود.

(آزت^۹ و همکاران، ۱۹۹۰؛ وندال^{۱۰} و همکاران، ۱۹۹۳؛ پوسن^{۱۱} و همکاران، ۱۹۹۶؛ کاپرا^{۱۲} و همکاران، ۲۰۰۵). اخیراً بر اساس مطالعات میدانی در اروپا ثابت شده است که بر اثر ایجاد خندق‌های موقتی سالانه ۲ تا ۹۰ متر مکعب در هکتار در سال خاک از دسترس خارج شده و از بین می‌رود (پوسن و همکاران، ۱۹۹۶؛ کاسالی^{۱۳} و همکاران، ۱۹۹۹؛ والکارسل^{۱۴} و همکاران، ۲۰۰۱؛ ایزیگارد^{۱۵}، ۲۰۰۳؛ کاپرا^{۱۶} و همکاران، ۲۰۰۲؛ کاپرا و همکاران^{۱۷}، ۲۰۰۵). تحقیقات زیادی در سطح جهانی و ایران در ارتباط با فرسایش خندقی انجام شده است که عمدتاً در زمینه تهیه نقشه و شناسایی و وضعیت فعلی فرسایش

¹ - Kheir et al

² - Marker et al

³ - Desmet et al

⁴ - Ryan et al

⁵ - poesen

⁶ - Foster et al

⁷ - Desmet et al

⁸ - Knapen & Poesen

⁹- Daggupati et al

¹⁰ - Auzet et al

¹¹ - Vandaele et al

¹² - poesen et al

¹³ - Capra et al

¹⁴ - Casali et al

¹⁵- Valcarcel et al

¹⁶ - ezygarden et al

¹⁷- Capra et al

خندقی (ویودی^۱ و همکاران، ۱۹۹۷؛ گابریز^۲ و همکاران، ۲۰۰۳)، تعیین میزان گسترش خندق‌ها طی سال‌های مختلف (دابا^۳ و همکاران، ۲۰۰۳؛ وندکرف^۴ و همکاران، ۲۰۰۳؛ رئیسی نشاط و همکاران، ۱۳۹۰) با استفاده از تفسیر عکس‌های هوایی، تصاویر ماهواره‌ی در کنار بررسی‌های میدانی انجام شده است. در اینجا به برخی از کارهای انجام شده در ایران و جهان اشاره می‌شود. تکوا و همکاران (۲۰۱۴) مدل EGEM^۵ را برای پیش‌بینی فرسایش خندق‌های موقتی در ساکنی‌های ۲۰۰۸ و ۲۰۰۹ در منطقه موبی نیجریه بکار برdenد. نتایج نشان می‌دهد که حجم و توده خاک فرسایش یافته را بخوبی پیش‌بینی می‌کند ولی پیش‌بینی قابل قبولی از مساحت منطقه هدر رفت خاک نمی‌دهد.

نور محمدی و همکاران (۲۰۱۴) با بررسی روابط حجم – طول ۹۰ مقطع عرضی در بخشی از خندق‌های موقتی جنوب استان ایلام بیان داشتند که رابطه حجم – طول، رابطه حجم – مساحت و شبیه نمی‌تواند برای دست یابی به حجم خندق‌های موقتی مناسب باشد. کمپانی زارع و همکاران (۲۰۱۱) در پژوهشی از ۵ منطقه استان فارس با کاربری اراضی، خصوصیات خاک و آبخیزداری متفاوت ۱۴۶ خندق موقتی را بررسی و مطالعه کردند نتایج نشان می‌دهد که ارتباط معنی داری بین حجم و متوسط سطح مقطع با عمق خندق‌ها در مقاطع مختلف وجود دارد. کاپرا^۶ و همکاران (۲۰۱۱) ویژگی‌های مورفولوژیکی خندق‌های موقتی را در سیسیل ایتالیا از سال ۱۹۹۵ تا سال ۲۰۰۷ در ۱۵ نقطه مشخص با مساحتی حدود ۸۰ هکتار بررسی و مطالعه نمودند. اندازه گیری‌ها تعییرات زمانی بالایی را در ویژگی‌های مورفولوژیکی خندق‌های موقتی نشان می‌دهند. ژانگ^۷ و همکاران (۲۰۰۷) در پژوهشی با استفاده از رگرسیون چندگانه رابطه بین طول و برخی پارامترهای حوضه آبریز مانند طول حوضه آبریز، شبیه و مساحت خندق‌های موقتی را بررسی و مطالعه کرده و دریافتند که طول حوضه آبریز تنها عامل مهم فرسایش خندق‌ها است. کاپرا و همکاران (۲۰۰۵) بین سال‌های ۱۹۹۵ تا ۲۰۰۰ از مدل EGEM برای بررسی فرسایش ناشی از خندق‌های موقتی در سیسیل ایتالیا استفاده کردند نتایج نشان داد که نسخه استاندارد این مدل در تخمین فرسایش خندق‌های موقتی معتبر نیست. وودواردر مقاله‌ای، مدل EGEM و پارامترهای آن را شرح و توضیح داده است. این مدل اصلاح شده مدل EGEE^۸ است که توسعه مرکز تحقیقات و حفاظت از منابع طبیعی آمریکا ارائه شده است. مدل مذکور یک برنامه کامپیوتری است، که ورودی‌ها و خروجی‌های این مدل در این مقاله توضیح داده شده است. اصغری (۱۳۹۶)، عوامل موثر در شکل گیری و گسترش فرسایش خندقی را در حوالی اسکو بر اساس شاخص‌های اقلیمی و ویژگی‌ها فیزیکی و شیمیایی خاک تحلیل و بررسی کرده است. زارعی و همکاران (۱۳۹۶) در پژوهشی کارایی مدل EGEM را برای برآورد فرسایش خندقی در حوضه آبریز ایکی آغازلی استان گلستان بررسی و مطالعه کردند. نتایج نشان داد که متوسط تلفات خاک ناشی از فرسایش خندقی موقتی ۱۵۶/۷ تن در سال برای کل خندق‌های موقتی بدست آمد. همچنین بین متوسط سالانه فرسایش خندقی اندازه گیری شده و برآورد شده با مدل، اختلاف معنی داری در سطح ۵ درصد وجود دارد. خوجه و همکاران (۱۳۹۶)، تاثیر عوامل زمین محیطی بر شکل گیری و گسترش فرسایش خندقی با استفاده از سیستم اطلاعات جغرافیایی در منطقه تمر قره قوزی، استان گلستان از طریق تجزیه و تحلیل چند متغیره، با استفاده از نرم افزار SPSS^۹ بررسی کرده است. غلامی و همکاران (۱۳۹۶)، محدودیت‌های ژئومورفولوژیکی در گسترش کالبدی شهر با تأکید بر فرسایش خندقی شهر مهر در

¹ - Dwivedi et al

² - Gabris et al

³ - Daba et al

⁴ - Vandekerckhove et al

⁵ - Ephemeral Gully Erosion Model

⁶ - Capra et al

⁷ - Zhang et al

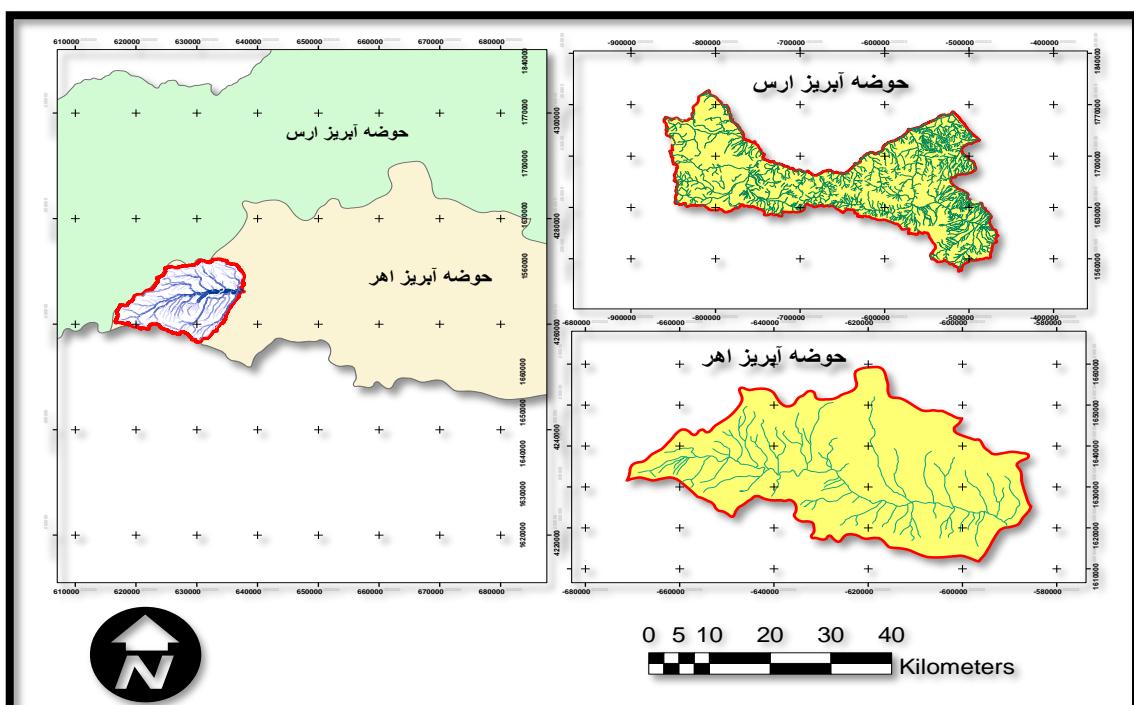
⁸ - Ephemeral Gully Erosion Estimate

⁹ - Statistical Package for Social Science

جنوب استان فارس را بررسی نمودند پس از تهیه کلیه داده‌ها، از روش AHP^۱ جهت پنهانی بندی خطر فرسایش خندقی منطقه مورد مطالعه استفاده شده است. شهریاری و همکاران (۱۳۹۵)، آستانه‌های هیدرولیک جریان فرسایش خندقی در کاربری‌های مختلف اراضی منطقه قصر شیرین، استان کرمانشاه را بصورت مقایسه‌ای بررسی نمودند بنابرنتایج این تحقیق، نوع کاربری اراضی نقش تعیین کننده‌ای از طریق تغییر پوشش گیاهی در آستانه هیدرولیک جریان دارد. رضایی مقدم و همکاران (۱۳۹۰) در مطالعه‌ای به کاربرد مدل EGEM در برآورد میزان فرسایش ناشی از خندق‌های موقتی حوضه آبریز سرندچای استان آذربایجان شرقی پرداختند. نتایج نشان داد که بین مقادیر اندازه‌گیری شده و حجم برآورد شده و همچنین بین سطح مقطع اندازه‌گیری شده و حاصل از مدل همبستگی قوی و خوبی وجود دارد ولی بین پهنه‌ای اندازه‌گیری شده و حاصل از مدل همبستگی معنی داری وجود دارد ولی چندان قوی نیست. رضایی مقدم و همکاران (۱۳۸۸) در پژوهشی با عنوان بررسی فرسایش خندقی در حوضه آبریز سرندچای (باتاکید بر مدل M) به بررسی خندق‌های موقتی پرداختند.

منطقه مورد مطالعه

زیر حوضه لنبران در سمت ضلع شرقی رودخانه اهرچای واقع شده است. مساحت این زیر حوضه ۲۰۱۱۸ هکتار می‌باشد و سرشاخه اصلی رودخانه اهرچای محسوب می‌شود. محدوده مورد مطالعه در بین مختصات جغرافیایی 17° و 20° و 46° تا 45° و 34° و 46° طول‌های شرقی و 49° و 46° و 38° تا 23° و 35° و 38° عرض‌های شمالی قرار گرفته است شکل شماره (۱).



شکل شماره ۱: موقعیت منطقه مورد مطالعه.

^۱ - Analytic Hierarchy Process

مواد و روش ها

حوضه مورد مطالعه بین سال های ۱۳۷۸ تا ۱۳۹۵ پس از بارندگی مورد بازدید میدانی قرار گرفت، مشاهد شد خندق های موقتی در این منطقه در فصول پاییز، تابستان و بهار مخصوصاً با بارش های رگباری ایجاد می شوند شکل شماره (۲) و جدول شماره (۱). بنابراین برای بررسی و مطالعه خندق های موقتی پارامترهای مورد نیاز از ۷۰ خندق موقتی جمع آوری شد. جهت انجام این پژوهش از آمار ایستگاه های سینوپتیک اهر، تبخیر سنگی ورزقان و باران سنگی اویلق استفاده شد و از نقشه های توپو گرافی با مقیاس ۱:۲۵۰۰۰ برگ های اویلق، اندریان، گلوچه، کمانچ سفلی و زمین شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ تبریز و سیه رود استفاده شد. همچنین برای تکمیل ورودیهای مدل EGEM از مشاهدات میدانی و از نرم افزارهای GIS و یک دستگاه GPS استفاده شد. ضمناً برای پردازش آماری از نرم افزار های Excel و SPSS استفاده گردید و نمودار های مربوطه ترسیم شد.

شکل شماره ۲: خندق های موقتی که در اثر بارش های بهاری و پاییزی ایجاد شده است.



جدول شماره ۱: تاریخ بازدید و میزان بارندگی ایستگاه ورزقان و تعداد خندق های موقتی اندازه گیری شده در منطقه مورد مطالعه.

تاریخ بازدید	تعداد خندق های موقتی شکل	تاریخ بارندگی	بارش ۲۴ ساعته/میلی متر
۱۴-۲-۸۷	۶	۱۳-۲-۸۷	۲۴/۸
۵-۲-۹۰	۵	۲-۲-۹۰	۲۳
۲۱-۴-۹۱	۹	۱۹-۴-۹۱	۲۷
۱۰-۸-۹۲	۷	۵-۸-۹۲	۲۱
۶-۷-۹۳	۴	۴-۷-۹۳	۱۶/۲
۱۴-۷-۹۳	۷	۱۱-۷-۹۳	۲۴
۲۹-۷-۹۳	۶	۲۸-۷-۹۳	۲۴
۲۴-۱-۹۴	۹	۲۲-۱-۹۴	۳۰
۱۷-۲-۹۴	۴	۱۵-۲-۹۴	۲۷/۳
۴-۶-۹۴	۱۳	۳-۶-۹۴	۳۱

مدل فرسایش خندقی موقتی EGEM در ایالات متحده آمریکا برای استفاده در^۱ NRCS توسعه یافته است و تنها مدلی است که برای تخمین و برآورد فرسایش خندقی موقتی توسعه پیدا کرده است. این مدل یک مدل تجربی است و دارای یک سری ورودیهای اختیاری و ۲۳ ورودی اصلی می باشد که در چهار گروه اصلی شامل داده های شناسایی، داده های مربوط به حوضه آبریز، داده های خاک و داده های بارش طبقه بندی می شود. داده های شناسایی به منظور ثبت و سند سازی استفاده می شود. داده های بارش و حوضه آبریز برای محاسبه دبی اوج و جریان سطحی بکار می رود. داده های خاک برای محاسبه و برآورد پارامترهای خندق های موقتی، میزان خاک فرسایش یافته ناشی از این نوع فرسایش

^۱ - Natural Resources Conservation Service

بکار می‌رود. مدل EGEM شامل دو مولفه فرسایش و هیدرولوژی است در فرآیند فیزیکی مدل از شماره منحنی رواناب سطحی در روش SCS^۱ برخی ویژگی‌های حوضه آبریز، طول جریان در حوضه آبریز، شبیح حوضه آبریز، بارش ۲۴ ساعته و تیپ بارش برای محاسبه جریان سطحی و دبی اوج خندق‌های موقعی استفاده می‌شود. همچنین با استفاده از مولفه فرسایش نیز که ترکیبی از روابط تجربی و معادلات فیزیکی است به کمک خروجی‌های مولفه هیدرولوژی عرض و عمق خندق‌های موقعی تعیین می‌شود. واحدهای مورد استفاده در این مدل غیر متریک است و قبل از وارد کردن داده‌ها تبدیلات لازم باید صورت گیرد. بنابراین در منطقه مورد مطالعه جهت جمع آوری پارامترهای لازم برای ارزیابی این مدل، داده‌های مورد نیاز اکثراً از زمین‌های زیر کشت جمع آوری شده است. شیوه تهیه و چگونگی آن و همچنین خلاصه ورودیهای مدل EGEM در جدول شماره (۲) و آمار توصیفی پارامترهای خندق‌های موقعی در جدول شماره (۳) مشخص شده است.

جدول شماره ۲: شیوه تهیه و چگونگی آن و همچنین خلاصه ورودیهای مدل EGEM

پارامتر	روش جمع آوری	خندق‌های موقعی / فصل تابستان	خندق‌های موقعی / فصل بهار	خندق‌های موقعی / فصل پاییز	پارامتر
حوضه خندق / متر	GPS	میانگین	میانگین	میانگین	انحراف میانگین
طول جریان / متر	Arc GIS	۹۱۱۳/۴۷	۲۱۱۲۱/۲۲	۶۰۰۷/۴۳	۲۵۷۶۶/۵۷
طول تمرکز جریان / متر	Arc GIS	۱۵۵/۴	۲۹۰/۷	۱۰۲/۲۳	۳۵۱/۹۶
شبیب حوضه خندق (۰/۰)	Arc GIS	۱۰/۶	۲۰/۳	۷۱/۴۶	۲۴۶/۱
شبیب طول تمرکز (۰/۰)	Arc GIS	۱۱/۴۶	۱۱/۲۵	۲/۳	۲/۵۲
شماره منحنی	کار میدانی	۱۰/۶۶	۱۰/۷۵	۲/۶	۱/۳
کلاس خاک	نمونه برداری، گرانولومتری، تجزیه خاک	۸۴			
فاکتور فرسایش پذیری	از سایر پارامترها	۰/۲۲			
تشش برشی	از سایر پارامترها	۰/۰۴۴			
عمق ماکریم / متر	اندازه گیری زمینی	۱۱/۰۴	۲۲/۷۹	۶/۶۶	۱۶/۳۷
چگالی توده	نمونه برداری خاک	۱۰۰			
قطر ذره / میلی متر	از سایر پارامترها	۰/۰۶			
سنگینی ویژه	از سایر پارامترها	۲/۶۲			
ضریب مانینگ	از سایر پارامترها	۰/۰۳			
تیپ بازش	آنالیز بازش‌های منطقه	IA			
بارش ۲۴ ساعته / میلی متر	اندازه گیری با باران سنج	۳۴	۳۱	۳۰	
مشاهده میدانی	مشاهده کشت	مشاهده میدانی			

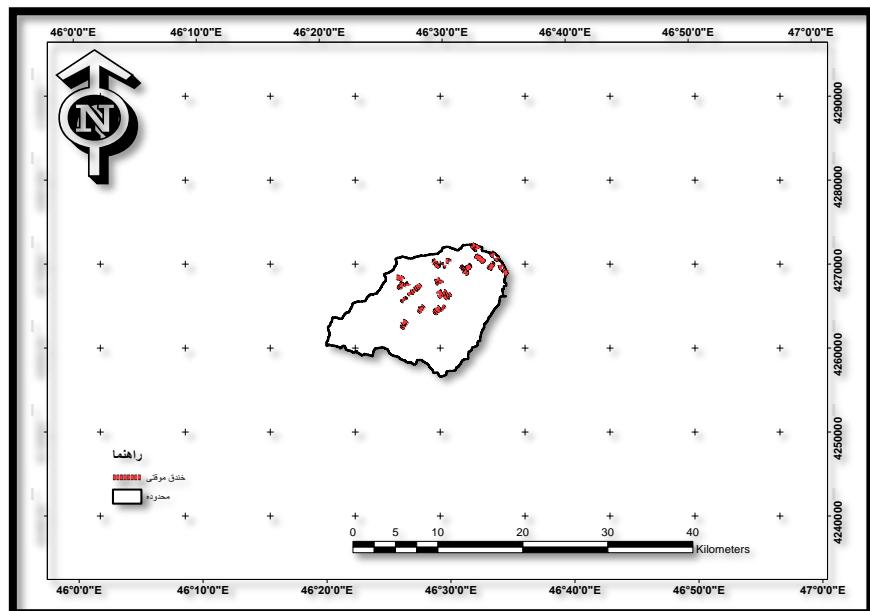
^۱ - Soil conservation service

جدول شماره ۳: آمار توصیفی پارامترهای خندق‌های موقتی در زیر حوضه لنبران.

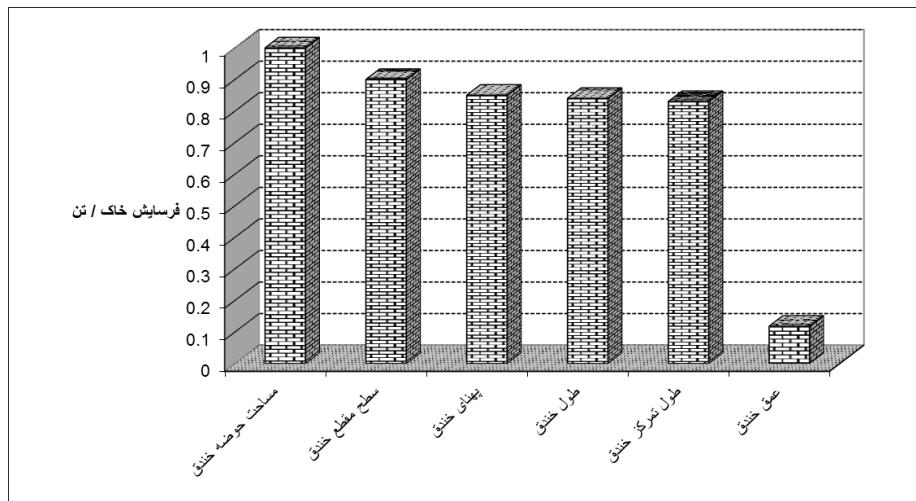
خندق‌های موقتی/ فصل پاییز		خندق‌های موقتی/ فصل تابستان		خندق‌های موقتی/ فصل بهار		کل خندق‌های موقتی		آمار توصیفی
انحراف معیار	میانگین	انحراف معیار	میانگین	انحراف معیار	میانگین	انحراف معیار	میانگین	
۲۴		۲۴		۲۲		۷۰		تعداد خندق‌ها
۱۴۷/۲	۲۴۶/۱	۱۰/۶	۲۰/۳	۷۱/۴۶	۲۰۰/۸۵	۱۱۴/۷	۲۱۷/۱	میانگین طول خندق / متر
۵۱/۴۷	۸۶/۲۵	۲۱/۵۱	۴۶/۴۱	۱۵/۹۴	۳۹/۸	۳۹/۳	۵۸	میانگین پهنای خندق / متر
۱۱/۰۵	۲۳/۷۹	۶/۶۶	۱۶/۳۷	۶/۶۹	۱۹/۰۶	۱۰/۲	۲۳/۵	میانگین عمق خندق / متر
۶۲/۳۷	۵۶/۴۹	۳۳/۲	۲۱/۶۵	۱۲/۸۲	۱۵/۹۳	۴۴/۸	۳۱/۸	میانگین حجم خندق / مترمربع

نتایج و یافته‌ها

برای مطالعه و بررسی خندق‌های موقتی در این منطقه طول، طول تمرکز جریان، مساحت حوضه خندق، پهنا، عمق، سطح مقطع، درصد شیب حوضه خندق و درصد شبیب طول تمرکز ۷۰ خندق موقتی پس از وقوع بارندگی و شکل گیری خندق‌ها اندازه گیری شد شکل شماره (۳). سپس تبدیلات لازم بر روی داده‌های اندازه گیری شده صورت گرفت و وارد مدل EGEM شد. خروجی‌های این مدل بطور جداگانه برای متوسط سالانه با دوره‌های بازگشت ۲ و ۲۵ ساله و همچنین برای بارش‌های ۲۴ ساعته محاسبه می‌شود که نتایج آن در جدول شماره (۴) برای خندق موقتی شماره ۶۹ نشان داده شده است. سپس رابطه بین پارامترهای شبیه سازی شده و پارامترهای اندازه گیری شده از طریق تحلیل آنالیز واریانس رگرسیون خطی با استفاده از روش Enter در سطح احتمال ۹۵ درصد و با سطح معنی داری ۰/۰۰۰ انجام شد. همچنین اولویت تأثیر ویژگی‌های خندق‌های موقتی در میزان فرسایش خاک مشخص گردید شکل شماره (۴).



شکل شماره ۳: منطقه مورد مطالعه و محل خندق‌های موقتی اندازه گیری شده



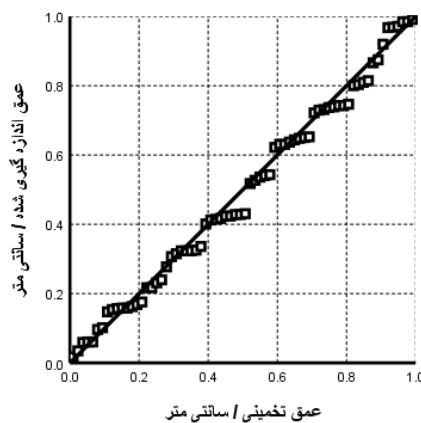
شکل شماره ۴: نمودار رابطه ویژگی های خندق های موقتی با فرسایش خاک

جدول شماره ۶۹: خروجی های مدل EGEM برای خندق شماره ۶۹

بارامتر	دوره ۱				دوره ۲				دوره ۳				درصد نحوه نمونه	
	دوره بازگشت ساله ۲	دوره بازگشت ساله ۲۵	درصد		دوره بازگشت ساله ۲	دوره بازگشت ساله ۲۵	درصد		دوره بازگشت ساله ۲	دوره بازگشت ساله ۲۵	درصد			
			با دوره	با دوره بازگشت			با دوره	با دوره بازگشت			با دوره	با دوره بازگشت		
مساحت(ایکر)	۵/۱۸	۵/۱۸	***	—	۱۰	۱۰	***	—	۱۰	۱۰	**	**	۹/۱۷	
جریان سطحی(اینج)	۱/۱۲	۳/۵۵	***	—	۱/۷۴	۴/۵۲	***	—	۱/۳۸	۳/۹۹	**	**	۹/۲۷	
دی اوج(فوت مکعب)	۱/۳	۴/۶	—	—	۱۸/۵	۴۸	—	—	۱۳/۱	۳۹/۲	—	—	۹/۲۷	
عمق(اینج)	۸/۳	۸/۳	***	—	۷/۶	۸/۹	***	—	۷/۹	۹	**	**	۹/۲۷	
پهنا(فوت)	۶	۱۱/۶	***	—	۳/۳	۴/۸	***	—	۲/۹	۴/۴	**	۴/۱	۹/۲۷	
خاک فرسایش یافته(تن)	۸۵/۳	۱۶۶/۴	۳۳/۸	۵۵	۹۴/۵	۱۷/۹	۴۹/۸	۸۸/۴	۲۴/۵	۶۶/۲	—	—	۹/۲۷	
حجم خالی شده(ایکر)	۰/۰۵۷	۰/۱۱۰	—	—	۰/۰۴۰	۰/۰۵۸	—	—	۰/۰۳۵	۰/۰۵۴	—	—	۹/۲۷	
منطقه خالی شده(ایکر)	۰/۰۳	۰/۰۳	—	—	۰/۳۷	۰/۳۷	—	—	۰/۳۷	۰/۲۸	—	—	۹/۲۷	

رابطه بین عمق برآورد شده و اندازه گیری شده

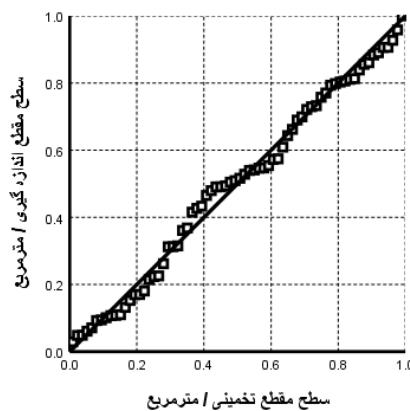
در تحلیل آنالیز واریانس رگرسیون خطی با استفاده از روش Enter ، با رابطه ریاضی $y=7046x+9.2563$ ، آزمون t در سطح احتمال ۹۵ درصد ، با سطح معنی داری 0.000 ، با ضریب همبستگی 0.849 ، بین عمق برآورد شده و اندازه گیری شده خندق موقتی همبستگی وجود دارد شکل شماره (۵).



شکل شماره ۵: رابطه رگرسیون خطی بین سطح مقطع برآورده و اندازه گیری شده

رابطه بین سطح مقطع برآورده و اندازه گیری شده

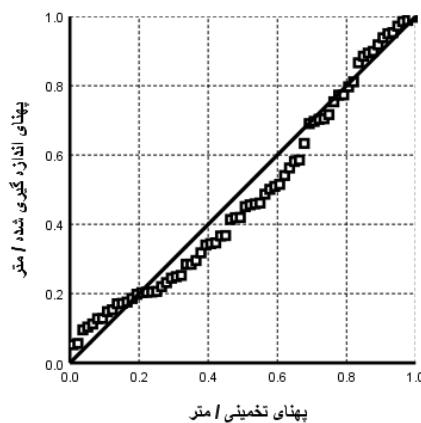
با توجه به تحلیل صورت گرفته با روش Enter ، با رابطه ریاضی $y=01262 - 2054x$ و آزمون t با سطح معنی داری 0.0000 در سطح احتمال 95 درصد بین عمق برآورده از مدل و عمق اندازه گیری شده با ضریب همبستگی 0.849 ، همبستگی مشاهده می شود شکل شماره (۶).



شکل شماره ۶: رابطه رگرسیون خطی بین سطح مقطع برآورده و اندازه گیری شده

رابطه بین پهنای برآورده و پهنای اندازه گیری شده هر خندق

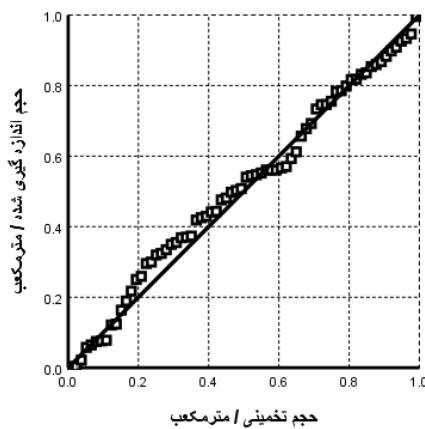
در تحلیل آنالیز واریانس رگرسیون خطی بین پهنای برآورده از مدل و پهنای اندازه گیری شده خندق های موقتی با ضریب همبستگی 0.814 ، با آزمون t و با رابطه ریاضی $y=5.8268 + 2.2616x$ در سطح معنی داری 0.000 و سطح احتمال 95 درصد با استفاده از روش Enter همبستگی وجود دارد شکل شماره (۷).



شکل شماره ۷: رابطه رگرسیون خطی بین پهنای برآورد شده و پهنای اندازه گیری شده

رابطه بین حجم برآورد شده و حجم اندازه گیری شده هر خندق

بین حجم اندازه گیری شده و حجم برآورد شده از مدل خندق‌های موقتی در سطح احتمال ۹۵ درصد و با سطح معنی داری $0.000 / 0.000$ با استفاده از روش Enter و با رابطه ریاضی $y=0.0323x+0.0024$ ، با آزمون t ، با ضریب همبستگی $0.818 / 0.845$ ، همبستگی مشاهده می‌شود شکل شماره (۸).



شکل شماره ۸: رابطه رگرسیون خطی بین حجم برآورد شده و حجم اندازه گیری شده

بحث

با توجه به تحلیل‌های صورت گرفته بین پارامترهای اندازه گیری شده و نتایج حاصل از مدل، بالاترین ضریب همبستگی بین عمق برآورد شده و اندازه گیری شده، سطح مقطع برآورد شده و اندازه گیری شده، حجم برآورد شده و حجم اندازه گیری شده و پهنای برآورد شده و اندازه گیری شده بترتیب با ضریب همبستگی $0.845 / 0.818$ و $0.814 / 0.814$ وجود دارد. پس می‌توان با سطح اطمینان ۹۵ درصد بیان نمود که مدل به خوبی سطح مقطع، حجم و پهنای خندق‌های موقتی بخوبی پیش‌بینی می‌کند. همچنین در مورد تاثیر ویژگی‌های مورفومتریک خندق‌ها در مقدار خاک فرسایش یافته، مساحت حوضه، پهنا، طول و طول تمرکز جریان خندق‌های موقتی بیشترین نقش را دارند عمق و سطح مقطع خندق‌های موقتی کمترین تاثیر را مقدار خاک فرسایش یافته دارند.

نتیجه گیری

- با توجه به تحلیل‌های کمی صورت گرفته این مدل عمق، سطح مقطع، حجم خندق و پهناًی خندق‌های موقتی را بخوبی و با ضریب همبستگی بالا پیش‌بینی می‌کند، بنابراین می‌توان به نتایج زیر اشاره کرد.
- خندق‌های موقتی در زیر حوضه آبریز لنبران بیشتر در زمینهای کشاورزی شکل می‌گیرند و عواملی نظیر شدت بارندگی، شرایط رطوبت قبلی خاک، شخم زدن در امتداد شیب هیدرولیکی، گسترش مسیرهای ارتباطی، چراً بی‌رویه و آتش زدن پوشش گیاهی نقش مهمی در توسعه، گسترش و شکل گیری خندق‌های موقتی ایفا می‌کند.
 - نسخه استاندارد مدل EGEM در حوضه آبریز لنبران قابل استفاده است.
 - برای رسیدن به نتایج مطلوب این مدل باید در سایر نواحی اقلیمی ایران نیز بکار گرفته شود و همچنین بصورت ترکیبی و مقایسه‌ای با سایر مدل‌های فرسایشی بکار گرفته شود تا کارایی آن بیشتر مورد سنجش قرار گیرد.
 - با توجه به نمونه‌ها و تحلیل‌های صورت گرفته مساحت حوضه، پهنا، طول و طول تمرکز خندق موقتی پارامترهای خوبی برای تعیین مقادیر خاک فرسایش یافته ناشی از شکل گیری خندق‌های موقتی در این منطقه است.
 - عمق و سطح مقطع خندق‌های موقتی کمترین تاثیر را در خاک فرسایش یافته ناشی از شکل گیری خندق‌های موقتی در این منطقه دارد.

منابع

- احمدی، حسن، ۱۳۹۰، ژئومورفولوژی کاربردی، جلد ۱، فرسایش آبی، انتشارات دانشگاه تهران .
- اسماعیلی، رضا، شوکتی، روناک، ۱۳۹۴، ارزیابی حساسیت پذیری فرسایش آبکندي با استفاده از رگرسیون لجستیک، در حوضه صловات آباد استان کردستان. مطالعات جغرافیایی مناطق خشک، سال پنجم، شماره بیستم، صص ۶۳-۸۶.
- اصغری سراسکانرود، صیاد، ۱۳۹۶، تحلیل عوامل موثر در شکل گیری و گسترش فرسایش خندقی در حوالی شهرستان اسکو آذربایجانشرقی، فصلنامه علمی پژوهشی فضای جغرافیایی، سال هفدهم، شماره ۵۸، صص ۲۸۵-۳۰۱.
- بهبودی، عبدالله، ۱۳۸۸؛ بررسی فرسایش خندقی در حوضه آبخیزسرندچای (باتاکیدبر مدل EGEM) پایاننامه کارشناسی ارشد با راهنمایی دکتر محمد حسین رضایی مقدم، گرایش ژئومورفولوژی، دانشکده برنامه ریزی علوم محیطی، دانشگاه تبریز.
- بیاتی خطیبی، مریم، ۱۳۸۳، تحلیل و بررسی نقش عوامل توبوگرافی و مرفوژنز در خندق زایی (مطالعه موردی: دامنه‌های شمالی قوشه داغ بین اهر و مشگین شهر)، پژوهش‌های جغرافیایی، شماره ۴۹، صص ۷۰-۵۳.
- توکلی، محسن، رستمی زاد، قباد، نظری سامانی، علی اکبر، ۱۳۹۴، تعیین محل رخداد فرسایش خندقی بر اساس آستانه ژئومورفولوژیک و عوامل موثر بر آن (مطالعه موردی: چم ژاب دره شهر، ایلام). پژوهش‌های فرسایش محیطی، سال پنجم، شماره ا، شماره پیاپی ۱۷، صص ۵۷-۴۴.
- خوجه، نصیر، قدوسی، جمال، اسماعیلی، ۱۳۹۶، بررسی تاثیر عوامل محیطی بر شکل گیری و گسترش فرسایش خندقی با استفاده از سیستم جغرافیایی مطالعه موردی (منطقه تم قره قوزی استان گلستان، پژوهشنامه مدیریت حوضه آبخیز، سال هشتم، شماره ۱۵، بهار و تابستان ۱۳۹۶، صص ۲۰۲-۲۱۳).

- رستمی زاد، قباد، ۱۳۹۳، مدل سازی ویژگی‌های هندسی (ژئومتری) فرسایش خندقی (مطالعه موردی: شهرستان دره شهر). رساله دکتری با راهنمایی دکتر علی سلاجقه و علی اکبر نظری سامانی، دانشکده منابع طبیعی دانشگاه تهران، ۲۰۹ ص.
- رضایی مقدم، محمد حسین، بهبودی، عبداله، ۱۳۹۰؛ کاربرد مدل EGEM در برآورد فرسایش ناشی از خندقی های موقتی در حوضه آبریز سرند چای، فصلنامه علمی پژوهشی فضای جغرافیایی، سال یازدهم، شماره ۳۵، صص ۱۳۱-۱۵۲.
- رئیسی نشاط، امیر، سرمدیان، فریدون، رفاهی، حسینقلی، گرجی، منوچهر، ۱۳۹۰، برآورد میزان فرسایش آبکندی و مقدار عقب نشینی دیواره‌های آبکند با استفاده از سنجش از دور و سیتم اطلاعات جغرافیایی در بخشی از حوضه آبریز طالقان، پژوهش‌های خاک (علوم خاک و آب)، الف، جلد ۲۵، شماره ۱، صص ۴۰-۲۵.
- زارعی، حمید، نجفی نژاد، علی، حسینعلی زاده، محسن، علیپور، کامبیز، ۱۳۹۶، ارزیابی کارآیی مدل EGEM برای برآورد فرسایش خندقی در حوضه آبریز ایکی آغازی استان گلستان، نشریه پژوهش‌های حفاظت آب و خاک، جلد بیست و چهارم، شماره پنجم، صص ۱۶۲-۱۴۷.
- شهبازی، خسرو، سلاجقه، علی، جعفری، محمد، احمدی، حسن، نظری سامانی، علی اکبر، خسرو شاهی محمد، ۱۳۹۴، بررسی مقایسه ای آستانه‌های هیدرولیک جریان فرسایش خندقی در کاربری‌های مختلف اراضی در منطقه قصر شیرین، منابع طبیعی ایران، دوره ۹۶ شماره ۴، صص ۹۳۱-۹۴۷.
- غلامی، محمد، احمدی، مهدی، محمودی، مهران، ۱۳۹۶، تحلیل محدودیت‌های ژئومورفولوژیکی در گسترش کالبدی شهر با تأکید بر فرسایش خندقی مطالعه موردی (شهر مهر در جنوب استان فارس)، مخاطرات محیط طبیعی، سال ششم، شماره ۱۲، صص ۱۰۵-۱۲۴.
- Auzet, A., V.Boiffin, J., Papy, F., Maucorps , J., Ouvry, J. F., 1990. *An approach to the assessment of erosion forms on erosion risk on agricultural land in the Northern Paris basin, France*. In: Foster, J.L., Dearing, J. (Eds.), *soil Erosion and Agricultural Land, Boardman*. John Wiley & Sons, pp. 383-400.
- Capra, A., Mazzara, L.M., Scicolone, B., 2005, *Application of the EGEM model to predict ephemeral gully erosion in Sicily,(Italy)*. Catena.59: 133-146.
- Capra, A., Scicolone, B., 2002. *Ephemeral gully erosion in a wheat – cultivated area in Sicily, (Italy)*. Biosystems Engineering.83(1):119-126.
- Capra, A., Stefano, C.D., Ferro, V.,Scicolone, B., 2011,*Morphological characteristics of ephemeral gullies in Sicily, south Italy*, Landform Analysis, vol. 17: 27 – 32.
- Casali, J., Lopez, J.J., Giraldez , J.V., 1999. *Ephemeral gully erosion in Southern Navarra, (spain)*. Catena. 36: 65-84.
- Daggupati, P., Douglas-Mankin, K.R. &Sheshukov, A.Y. (2013) *Predicting ephemeral gully location and length using topographic index models*. Trans. ASABE 56(4), 1427–1440.
- Desmet, P. J. J., et al. (1999) *Importance of slope gradient and contributing area for optimal prediction of the initiation and trajectory of ephemeral gullies*. Catena 37, 377–392.
- Daba, S., Rieger, W., and Strauss, P., 2003. *Assessment of gully erosion in eastern Ethiopia using photogrammetric techniques*. Catena, v. 50, p. 273-279.
- Dwivedi, Kumar, R.S., A. B.,andTewari, K. N., 1997. *The utility of Multi – Sensor data for Mapping eroded Lands International Journal of RemoteSensing*, v.18(11), p.2303-2310.
- Foster, G.R. (1986) *Understanding ephemeral gully erosion*. Soil Conservation, Vol. 2. National Academy of Science Press, Washington, DC, pp. 90–125.
- Gabris, G., Kertez, Y. A., and Zambo, L., 2003. *Land use change and gully formation over the last 2003 years in a hilly catchments*. Catena, v 50(2-4), p.151-164.

- Kheir; Rania Bou., Olivier Cerdan & Chadi Abdallah. (2006). *Regional soil erosion risk mapping in Lebanon*, *Geomorphology*, 82, 347-359.
- Knapen, A. &Poesen, J. (2010) *Soil erosion resistance effects on rill and gully initiation points and dimensions*. *Earth Surf Process. Land.* 35, 217–228.
- Kompani-Zare M., Soufi, M.,Hamzehzarghani, H., and Dehghani, M., 2011. *The effect of some watershed, soil characteristics and morphometric factors on the relationship between the gully volume and length in Fars Province, Iran*. *Catena*, v.86, p.150–159.
- Marker, M., Angeli, L., Costantini, R. (2008). *Assessment of land degradation susceptibility by scenario Analysis*. *Geomorphology*, 93, p 120- 129.
- Nourmohammadi, F., and Haghizadeh, A. 2014. *Factors controlling the morphology and volume –length relations of ephemeral gullies in the Western arid regions of Iran*. *Ecopersia*. 2: 3. 613-628.
- Øygarden, L., 2003. *Rill and gully development during an extreme winter runoff event in Norway*. *Catena*.50: 217-242.
- Poesen , J., Vandaele , K., van Wesemael, B., 1996. *Contribution of gully erosion to sediment production in cultivated lands and rangelands*. *IAHS publications* 236, 251-266.
- Poesen, J., Nachtergaele, J., Verstraeten, G. and Valentin, C., (2003), *Gully erosion and environmental change: importance and research needs*, *Catena*, No. 50, pp, 91-133.
- Ryan L. P (2010). *Comparison of gully erosion estimates using airborne and ground-based LiDAR on Santa Cruz Island, California*. *Geomorphology* . Vol.118 (2010).
- Tekwa, I.J., Alhassan, A.B., Chiroma, A.M., and Laflen, J.M. 2014. *Prediction of Ephemeral Gully Erosion in Mubi. Northeast Nigeria*, *Agric. Sci. Res. J.* 4: 7. 115-125.
- Valcarcel, M, Taboada, M, T., Paz, A., Dafonte, J.m 2001. *Ephemeral gully erosion in northwestern Spain*.*catena*.50: 199-216.
- Vandaele, K., 1993, *Assessment of factors affecting ephemeral gully erosion in cultivated catchments of Belgian loam belt*. In:Wicherek,S. (Ed.), *Farm Land Erosion in Temperate Plains Environment and Hills*. Elsevier, pp. 125-136.
- Vandekerckhove, L., Poesen, J., and Gover, A., 2003. *Medium term gullyheadcut retreat in south-east Spain determined from aerial photographs and ground measurements*, *Catena*, v.50. p. 329-352.
- Woodward, D.E., 1999, *Method to predict cropland ephemeral gully erosion* *Catena* 37, 393-399.
- Zhang, Y., Wu, Y., and Liu, B. 2007. *Characteristics and factors controlling the development of ephemeral gullies in cultivated catchments of black soil region, Northeast China*. *Soil and Tillage Research*. 96: 28-41.