

پتانسیل سیل خیزی حوضه‌های آبریز استان کردستان با به کارگیری شاخص‌های مورفوتمتری و تحلیل‌های آماری

هادی نیری* - استادیار گروه ژئومورفولوژی، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه کردستان
ممند سالاری - استادیار گروه ژئومورفولوژی، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه کردستان
اسرین میرزا مرادی - دانشجوی کارشناسی ارشد، مخاطرات محیطی، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه کردستان

تأیید نهایی: ۱۳۹۵/۰۶/۲۸ پذیرش مقاله: ۱۳۹۵/۱/۱۷

چکیده

سیل یکی از مهم‌ترین مخاطرات تهدیدکننده جامعه بشری محسوب می‌شود. در دهه‌های اخیر با افزایش جمعیت و تغییر اقلیم اثرات این مخاطره بیشتر شده است. مطالعه ویژگی‌های حوضه‌ها که میزان سیل خیزی با آن در ارتباط است می‌تواند به مدیریت صحیح این مخاطره کمک نماید. استان کردستان با اقلیم نیمه‌خشک و تغییرپذیری زیاد بارش از پتانسیل بالایی برای این مخاطره بخوردار است. در این مقاله پتانسیل سیل خیزی حوضه‌های استان کردستان شامل حوضه‌های قرارگرفته در داخل استان و مشترک با استان‌های مجاور با استفاده از شاخص‌های مورفوتمتری و هیدرولوگرافی محاسبه گردید. با این هدف و بر اساس عوامل تپوگرافی و هیدرولوژی سطحی ۱۸ حوضه شناسایی و مورد ارزیابی قرار گرفتند. در ادامه پژوهش آبراهه‌ها بر اساس روش استرال طبقه‌بندی و سپس ۱۲ پارامتر شاخص در ارتباط با سیل خیزی شامل طول حوضه، تراکم زهکشی، نسبت انشعاب، فراوانی آبراهه‌ها، طول جريان سطحی، ضریب فرم حوضه، شکل حوضه، ضریب کشیدگی، ضریب گردی، ضریب فشردگی، نسبت بافت و مساحت برای تمام حوضه‌ها محاسبه گردید. از نرم‌افزارهای GIS و Excel به منظور تسهیل محاسبات و استخراج داده‌ها و SPSS برای طبقه‌بندی و نیز استاندارد کردن داده‌ها استفاده شد. نتایج نشان داد که حوضه‌های آبخیز موردمطالعه بر اساس پارامترهای موردمطالعه در دو خوش قرار می‌گیرند. به ترتیب خوش ۱ دارای ۱۱ حوضه شامل حوضه‌های بیجار، گل‌تپه، تبه اسماعیل، بوکان، رزاب، سقر، انگوران، قزو، ستنده، تکاب و شاهین-دز و خوش ۲ دارای ۷ حوضه شامل حوضه‌های پاوه، سردوشت، بانه، روانسر، کامیاران، مریوان و قزلچه می‌باشد. همچین نتایج مقایسه‌ای بیانگر قرارگیری حوضه‌های خوش ۱ در شرق و حوضه‌های خوش ۲ در غرب محدوده موردمطالعه است. مجموع برآوردها و تحلیل‌های آماری نشان‌دهنده پتانسیل سیل خیزی بیشتر حوضه‌های شرقی با وجود بارندگی بیشتر حوضه‌های غربی است که دلیل باز آن ناشی از شرایط توپوگرافی، پوشش گیاهی و لیتولوژیکی خاص حوضه‌های شرقی است.

وازگان کلیدی: سیل خیزی، مورفوتمتری، شاخص‌های آماری، استان کردستان.

مقدمه

همه روزه در سراسر جهان وقایع طبیعی زیادی رخ می‌دهد که تعدادی از آن‌ها تبدیل به بلایای طبیعی می‌شوند. بلایای طبیعی درواقع یک فاجعه یا مصیبت ناشی از وقوع یک پدیده طبیعی پر مخاطره مانند سیلاب است در مناطقی که ارتباط مستقیم با انسان دارد و باعث وارد آمدن خسارت مالی و جانی فراوان به جوامع انسانی می‌گردد (ثروتی و همکاران، ۱۳۹۰). سیل به صورت بسیار ساده جریانی است که نسبت به میانگین حجم آب در طول رودخانه بالاتر باشد (Wohl^۱، ۲۰۰۰: ۴). این مخاطره طبیعی- انسانی در طول تاریخ رایج‌ترین، مرگبارترین و پرهزینه‌ترین خطر در میان مخاطرات طبیعی بوده که خطر وقوع آن طی زمان افزایش یافته است، بهویژه از زمانی که بسیاری از کشورها مجوز ساخت‌وساز در دشت‌های سیلابی را صادر کردند و حتی رشد تجاری و مسکونی در این مناطق را مورد حمایت قراردادند (Koskai^۲، ۲۰۰۸: ۶۱). در ایران همانند سایر مناطق سیل خیز دنیا در دهه‌های اخیر، شدت وقوع سیلاب‌ها و میزان خسارت‌های ناشی از آن به طور چشمگیری افزایش یافته است (سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی کشور، ۱۳۸۰: ۷-۶)، به طوری که، روند افزایش سیل (شریفی و نوروزی، ۱۳۸۱) در دهه‌های گذشته در ایران نشان می‌دهد که تعداد وقوع سیل در دهه‌ی ۸۰ نسبت به دهه‌ی ۴۰ کمایش ۱۰ برابر شده است و بهبیان دیگر ۹۰۰ درصد افزایش داشته است (عبدی، ۱۳۸۵: ۲۰۰). در اثر آن تأسیسات عمرانی، امکانات ارتباطی، زمین‌های کشاورزی، شهرها و روستاهای تخریب شده است. نبود اطلاعات کافی از حوضه‌های آبخیز کشور و عدم توجه به پتانسیل آن‌ها در کنار مدیریت ضعیف چنین مخاطراتی را سبب شده است. مقابله با این وضعیت نیازمند ارزیابی و شناخت توان محیطی حوضه‌ها جهت برنامه‌ریزی‌های مختلف است. زیرا اجرای برنامه‌های آمایشی در راستای مدیریت خطر و خسارت سیل با مطالعه و شناخت پتانسیل‌های موجود در هر حوضه و تلاش در جهت کاهش سیلاب امکان‌پذیر است.

اندازه و تکرار رویداد سیلاب در هر منطقه، بستگی به عوامل متعددی دارد. ویژگی‌های فیزیکی حوضه‌ی آبریز، ویژگی‌های و اقدامات ناشی از فعالیت‌های بشری، از جمله این عوامل است که شناخت و دسته‌بندی آن‌ها در هر منطقه‌ای، از اصول اولیه‌ی مهار سیلاب و کاهش خطرات آن است (رضوی، ۱۳۸۷: ۷۵). بهبیان دیگر، پیش از هرگونه برنامه‌ریزی برای کنترل سیل، باید رفتار فرآیندهای آن را شناخت، (اسمیت، به نقل از قنواتی ۱۳۸۲: ۱۷۴-۱۸۲). در بررسی وضعیت سیلاب‌های یک رودخانه علاوه بر ساختار بستر جریان باید ویژگی‌های محیطی کل حوضه نیز ارزیابی شود (برایرلی و فرایرز^۳، ۲۰۰۵؛ قنواتی، ۱۳۸۲، ۱۷۴). هر حوضه‌ی آبخیز از پهنه‌هایی ساخته‌شده است که از نظر مورفومتری و ویژگی‌های محیطی با حوضه‌های مجاور تفاوت دارد. پیش از هر اقدام در خصوص برخورد با پدیده‌ی سیلاب، باید واکنش پهنه‌های بالادست آن رودخانه نسبت به بارش‌های رگباری یا درازمدت مورد ارزیابی قرار گیرد (بالسین و آیکوریک^۴، ۱۷۴، ۲۰۰۴). زیرا شاخص‌های مورفومتری از جمله تعداد مجاري، طول رود، مساحت حوضه، ضربی شکل هورتون و محیط حوضه رابطه خطی و معنی‌داری را با متغیر مستقل سیل دارند (مقیمی، ۱۳۸۸).

پهنه‌بندی حوضه‌ها از نظر درجه و اهمیت در تولید رواناب، از جمله اقداماتی است که پژوهشگران انجام می‌دهند (بروجردی و همکاران، ۱۳۷۳، ۳۵). این پهنه‌بندی غالباً بر اساس ویژگی‌های مورفومتری و فیزیکی حوضه صورت می‌گیرد که در سطح حوضه در ارتباط باهم عمل می‌کند، ممکن است همیگر را تقویت یا خنثی کنند (فریفته، ۱۳۷۰: ۲۵) این خصوصیات نمایانگر وضعیت کلی حوضه هستند که موضوع بسیاری از مطالعات هیدرولوژیکی می‌باشد که در بین آن‌ها محاسبه سیل و پیش‌بینی سیلاب‌ها از اهمیت خاصی برخوردار است.

¹ - Wohl

² - Kusky

³ - Brierley & Fryirs

⁴ - Yalcin & Akyu rek

با توجه به تغییرپذیری بارش در سطح استان کردستان و کوهستانی بودن این منطقه میزان احتمال سیل خیزی در این منطقه بسیار بالا است. این استان همواره خسارات قابل توجهی را به سبب رخداد سیلاب متحمل شده است. از این میان می‌توان به سیل ناشی از بارندگی‌های رگباری ۲۳ تیر ۱۳۷۸ و بارندگی‌های رگباری ۲۱ مرداد ۱۳۸۴ اشاره کرد (جیدری، ۱۳۸۵، ۱۳۸۹). با برآورد و پنهان‌بندی میزان سیل خیزی حوضه‌های آبریز استان با دید سیستمی و مبتنی بر شاخص‌های مورفومتری و ژئومورفولوژیکی می‌توان از میزان خسارت‌های جانی و مالی ناشی از سیل در سطح این استان کاست که این امر ضرورت توجه به این موضوع را برای ما آشکار می‌کند.

با توجه به اهمیت موضوع مطالعات متعددی توسط محققان داخلی و خارجی در این ارتباط صورت گرفته است. به عنوان نمونه یوسف و همکاران^۱ (۲۰۱۱)، به برآورد خطر سیل خیزی امتداد جاده سنت کاتریل جنوب صحرای سینا در مصر با استفاده از شاخص‌های مورفومتری و تصاویر ماهواره‌ای در محیط GIS پرداخته‌اند. در این پژوهش علاوه بر داده‌های ماهواره‌ای از داده‌های زمین‌شناسی و ژئومورفولوژی برای برآورد خطر سیلاب استفاده شده است. نتایج پژوهش نشان داده است در مناطقی که تحت تأثیر نفوذ بالاتر انسان‌ها هستند میزان سیل خیزی بیشتر است. استفانیدیس و همکاران^۲ (۲۰۱۳) نیز به ارزیابی خطر سیل بر اساس عوامل طبیعی و انسانی با استفاده از فرایند تحلیل سلسه مراتبی (AHP)، در شمال یونان پرداختند. در این پژوهش ویژگی‌های مورفومتریک و هیدرولوگرافی حوضه موردن بررسی قرار گرفته است که بر اساس شاخص‌های مورداستفاده میزان خطر سیل خیزی در منطقه موردمطالعه به طبقات مختلف طبقه‌بندی شد. در پژوهشی دیگر با جابا و همکاران^۳ (۲۰۱۴) به پنهان‌بندی مخاطره سیلاب در حوضه ال لیت عربستان بر اساس مؤلفه‌های هیدرولوژی، ژئومورفولوژی در محیط GIS پرداختند. نتایج پژوهش منجر به تعیین سه پنهان خطر کم، متوسط و زیاد و نیز شناسایی مناطق مستعد و به نوعی مدیریت سیلاب گردید. مطالعات میراج و همکاران^۴ (۲۰۱۵) در بررسی اثرات ویژگی‌های حوضه آبخیز در سیل خیزی زیر حوضه‌های حوضه جلوم در کشمیر هیمالیا بیانگر تأثیر مؤلفه‌های طبیعی و انسانی به صورت توانمند در افزایش میزان سیل خیزی و خطر به عنوان نمونه در زیر حوضه لیدر و نیز زمینه‌ای برای تعیین استراتژی بهتر کاهش سیل است. آن و مروارد^۵ (۲۰۱۶) به نقش و تأثیر ویژگی‌های ژئومورفیک حوضه‌های آبخیز روی سیل خیزی در ایندیانا آمریکا پرداختند. نتایج نشان داد که سیلاب‌های شدید تحت تأثیر مورفومتری حوضه آبخیز به ویژه طول حوضه هستند.

قطعاً هرگونه مطالعه مورفومتری در خصوص هیدرولوژی حوضه‌های منطقه می‌تواند در جهت روشن نمودن ساختار هیدرولوژیکی مفید واقع گردد و در مدیریت آبهای سطحی و زیرزمینی حوضه و توان بالقوه و بالفعل منطقه به ویژه آمایش سرزمین کمک نماید. با توجه به اهمیت موضوع، این مطالعه در این راستا و با هدف طبقه‌بندی حوضه‌های آبریز استان با استفاده از شاخص‌های هیدرولوژیکی و مورفومتری صورت گرفته است.

موقعیت و ویژگی‌های طبیعی محدوده مطالعاتی

محدوده موردمطالعه با ۵۱۷۸۰/۱۹ کیلومترمربع بین ۳۴ درجه و ۳۰ دقیقه تا ۳۷ و ۱۰ دقیقه عرض شمالی و ۴۵ درجه و ۲۰ دقیقه تا ۴۸ درجه و ۵۸ دقیقه طول شمالی از نصف‌النهار گرینویچ قرار دارد که شامل استان کردستان و قسمت‌های جنوبی استان آذربایجان غربی و غرب استان زنجان، شمال غربی استان همدان و شمال کرمانشاه است. به لحاظ زمین-شناسی قسمت‌های غربی منطقه موردمطالعه در زون زاگرس مرتفع که عمدها آهک‌های سیلیسی دوران دوم است و

^۱ - Youssef & et al

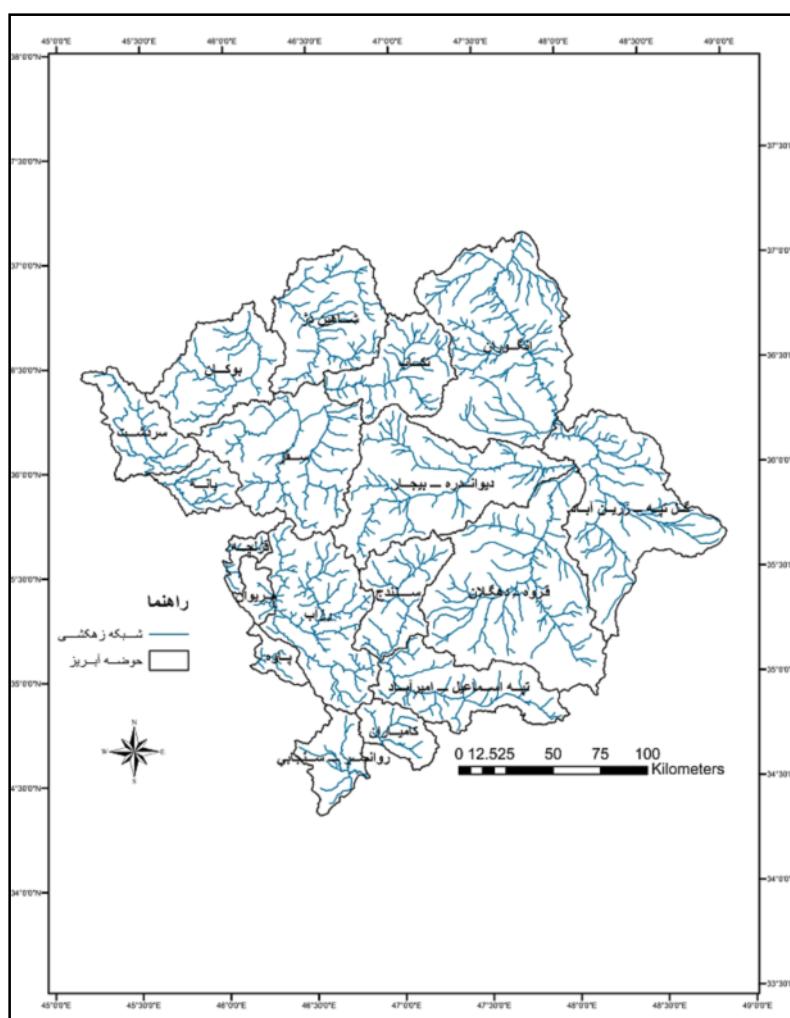
^۲ - Stefanidis & et al

^۳ - Bajabaa & et al

^۴ - Meraj & et al

^۵ - Ahn & Merwade

شرق آن در زون ایران مرکزی (سنندج- سیرجان و سهند- بزمان) با لیتوژوئی غالباً دگرگونی و آتشفسانی واقع شده است. از نظر پوشش گیاهی غرب منطقه دارای پوشش جنگلی است (جزیره‌ای و همکاران، ۱۳۹۲). بر اساس ویژگی‌های توپوگرافی و هیدرولوژی سطحی و تحقیقات قبلی ۱۸ حوضه در این محدوده چهارگیای شناسایی شدند که ۸ حوضه در داخل استان کردستان (قروه، بانه، سقز، دیواندره، سنندج، رزآب، قزلچه و مریوان) و ۱۰ حوضه مشترک با دیگر استان‌ها (انگوران، بوکان، گل‌تپه، کامیاران، پاوه، روانسر، شاهین‌دژ، سردشت، تپه‌اسماعیل و تکاب) است. تمام این حوضه‌ها در این تحقیق مورد مطالعه قرار گرفته است (شکل ۱).



شکل ۱: نقشه موقعیت محدوده و حوضه‌های مورد مطالعه

مواد و روش تحقیق

با توجه به گستردگی محدوده مورد مطالعه و نیز ماهیت پژوهش و افزایش دقت مطالعاتی، ترکیبی از داده‌ها و مواد همراه با روش‌های تحقیق مورداستفاده قرار گرفته شده‌اند. به این صورت که در فرایند تحقیق و با هدف عملیاتی کردن پژوهش، نقشه‌های توپوگرافی (اروهیدرولوگرافی) محدوده با مقیاس ۱:۵۰۰۰۰ به منظور تهییه خصوصیات مورفومتری، مدل ارتفاعی رقومی ۳۰ متر جهت ترسیم نقشه‌های رستری، نرم‌افزارهای GIS و Excel به منظور تسهیل محاسبات و استخراج داده‌ها و SPSS برای طبقه‌بندی و تجزیه و تحلیل داده‌ها مورداستفاده قرار گرفته‌اند. در راستای روشن اجرای پژوهش نیز

به این صورت اقدام شده که ابتدا، منطقه مورد مطالعه بر اساس عوامل توپوگرافی و هیدرولوژی سطحی و در راستای مطالعات شرکت آب منطقه‌ای کردستان به ۱۸ حوضه تقسیم شد. در این مرحله بررسی همپوشانی حوضه‌های آبریز استخراج شده توسط شرکت آب منطقه‌ای استان با نقشه‌های اروهیدرولوگرافی و مدل رقومی ارتفاعی برای رفع خطاهای احتمالی و پردازش نهایی آن‌ها صورت گرفت. سپس آبراهه‌ها رقومی و بر اساس روش استزالر طبقه‌بندی شدند. در مرحله بعدی، ۱۲ پارامتر شاخص مورفومتریک که در ارتباط با پتانسیل سیل خیزی حوضه‌ها تأثیرگذارند از جمله طول حوضه، تراکم زهکشی، نسبت انشعاب، فراوانی آبراهه‌ها، طول جریان سطحی، ضریب فرم حوضه، شکل حوضه، ضریب کشیدگی، ضریب گردی، ضریب فشردگی، نسبت بافت و مساحت انتخاب و در محیط سیستم اطلاعات جغرافیایی برای تمامی حوضه‌های مطالعاتی محاسبه شدند. نحوه محاسبه شاخص‌ها به همراه رابطه آن‌ها با سیل و محققینی که از آن‌ها استفاده نموده‌اند در جدول ۱ آمده است. بعد از استخراج پارامترهای مورفومتریک اقدام به استاندارد کردن داده‌ها شد. استاندارد کردن داده‌ها بهمنظور یکسان‌سازی هر یک از پارامترها برای ورود به نرم‌افزارهای آماری و با هدف طبقه‌بندی صورت گرفت. برای این منظور در شاخص‌های که رابطه معکوسی با سیل دارند یعنی کمتر بودن شاخص، احتمال سیل را افزایش می‌دهد بیشترین عدد آن شاخص در بین حوضه‌ها بر اعداد دیگر حوضه‌ها تقسیم شده است و در شاخص‌های که بیشتر بودن شاخص، امکان سیل را افزایش می‌داد اعداد هر شاخص تقسیم بر بزرگ‌ترین عدد آن شاخص در بین حوضه‌ها شد (رابطه ۱ و ۲). این نوع استاندارد کردن ضمن طبقه‌بندی حوضه‌ها اجازه مقایسه حوضه‌ها را هم می‌دهد.

در این مرحله با توجه به این که این داده‌ها قابل اندازه‌گیری و محاسبه بودند، بنابراین روش تحلیل خوش‌های که یک روش دقیق و قابل اعتماد است و توسط محققین مختلف از جمله خسروی و همکاران (۱۳۹۴) و دارابی و همکاران (۱۳۹۱) با درجه کارایی بالا به کار گرفته شده است، برای طبقه‌بندی حوضه‌ها مورد استفاده قرار گرفت. در بین روش‌های مرسوم تحلیل خوش‌های، روش طبقاتی تجمعی و محاسبه فاصله زیر حوضه‌ها از یکدیگر با استفاده از فاصله اقلیدسی بر اساس روش حداقل واریانس وارد^۱ زیر حوضه‌ها به کار رفت. این روش امکان ترسیم دندروگرام را داده و در علوم مرتبط با زمین نیز کاربرد زیادی دارد (غیاثی و همکاران، ۱۳۸۳). بر این مبنای دندروگرام ترسیم و تمامی حوضه‌های مطالعاتی در قالب آن قرار داده شدند. سپس برای تعادخ خوش‌های بهینه، از حداکثر فاصله بین خوش‌های استفاده گردید، بدین معنی در جایی که خوش‌های از هم فاصله زیادی داشتند دندروگرام برش داده شد و بر این اساس به ارزیابی حوضه‌ها با دقت مطالعاتی بالا پرداخته شد.

جدول ۱: پارامترهای مورفومتریک، رابطه آن‌ها با سیل، نحوه محاسبه و محققینی که از آن‌ها استفاده نموده‌اند

| پارامترها | فرمول محاسبه | رابطه | |
|----------------|------------------------|-------|----------------------------------------------------------|
| طول حوضه | $L_b = 1.312A^{0.888}$ | - | علیزاده، ۱۳۸۷. مقیمی، ۱۳۸۸. کلر ویسترن ^۲ ۲۰۰۲ |
| تراکم زهکشی | $D_{d=L/A}$ | + | مهدوی، ۱۳۸۶. زاهدی، ۱۳۸۷. بزرگمهر، ۱۳۸۹. |
| نسبت انشعاب | $R_b = N_u/N_{u+1}$ | + | کلر و پیترن ۲۰۰۲. بزرگمهر، ۱۳۸۹. |
| فراوانی آبراهه | $F_{u=N/A}$ | + | مهدوی، ۱۳۸۶. فولر ^۳ ۲۰۰۸ |
| طول جریان سطحی | $L_o = 0.5/D_d$ | - | شعبانلو و همکاران، ۱۳۸۷، ۱۳۸۸. مقیمی، ۱۳۸۸. |
| ضریب فرم حوضه | $R_f = A/L_b^2$ | - | مهدوی، ۱۳۸۶. بزرگمهر، ۱۳۸۹. |
| شکل حوضه | $B_s = L_b^{2/A}$ | - | علیزاده، ۱۳۸۷. مهدوی، ۱۳۸۶. گارد، ۱۳۸۶. فریته، ۲۰۰۶. |

¹ - Ward

| | | | |
|-------------------------------------------------------|---|------------------------|-------------|
| علیزاده، ۱۳۸۷، مهدوی، ۱۳۸۶، گارد، ۲۰۰۶، فریته، ۱۳۷۰ | - | $B_{s=L_b^{2/A}}$ | شکل حوضه |
| علیزاده، ۱۳۸۷، شوم، ۱۹۵۶ | - | $R_e=1.128A^{0.5/L_b}$ | ضریب کشیدگی |
| مهدوی، ۱۳۸۶، بزرگمهر، ۱۳۸۹ | + | $R_c=12.57A/p^2$ | ضریب گردی |
| مهدوی، ۱۳۸۶ | - | $C_c=0.2821P/A^{0.5}$ | ضریب فشردگی |
| احمدی و طاهری، ۱۳۸۸، پاتل و همکاران ۲۰۱۳ ^۵ | + | $T=N_{1/P}$ | نسبت بافت |
| علیزاده، ۱۳۸۸، بزرگمهر، ۱۳۸۹ | + | A | مساحت |

$$X_- = \frac{Max_i}{x}$$

$$X_+ = \frac{x}{Max_i}$$

رابطه یک

رابطه دو

در این رابطه‌ها X اعداد استاندارد شده است.

علامت + نشان از رابطه مستقیم پارامتر با سیل و علامت - نشان از رابطه منفی با سیل است.

حداکثر میزان شاخص در بین حوضه‌ها

X میزان هر شاخص‌ها در حوضه مورد نظر

بحث و یافته‌های تحقیق

برای رسیدن به اهداف پژوهش و بر مبنای مطالعات ترکیبی که در مواد و روش مورد اشاره قرار گرفتند، حوضه‌های آبخیز شناسایی و به دنبال آن کدگذاری شدند. در این ارتباط ۱۸ حوضه مشخص گردیده که ۸ حوضه کامل در داخل استان کردستان و ۱۰ حوضه نیز در حالت اشتراک با استان‌های پیرامون قرار گرفتند که در جدول شماره ۲ آورده شده‌اند. در مرحله بعد آبراهه‌های رقومی شده موجود با نقشه‌های توپوگرافی محدوده مطالعاتی انطباق و سپس در محیط نرم‌افزار GIS با هدف افزایش دقت کامل تصحیح گردیدند. سپس شبکه آبراهه تمامی حوضه‌ها برای انجام محاسبات پارامترهای مؤثر پیرامون ارزیابی پتانسیل سیل‌خیزی همچون نسبت انشعاب و فراوانی آبراهه‌ها به روش استرالر طبقه-بندی شدند.

در ارزیابی پتانسیل سیل‌خیزی حوضه‌های آبخیز پارامترهای متعدد فیزیوگرافیک و هیدروگرافیک همراه با مؤلفه‌های مورفومتریک به صورت سیستمی تأثیر دارند، بنابراین در این پژوهش پارامترهای شاخص مرتبط با مبحث فوق برای تمامی حوضه‌های مطالعاتی برآورده گردیدند که نتایج محاسباتی به صورت ماتریس در جدول شماره ۲ آورده شده است.

جدول ۲ : مقادیر کمی پارامترهای مورفومتریک محاسبه شده برای حوضه‌های مطالعاتی

| کد | حوضه | A | L_b | D_d | R_b | F_u | L_o | R_f | B_s | R_c | C_c | T |
|----|----------------|------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|-------|------|
| ۱ | انگوران | ۶۷۷۲ | ۳۳۰۸ | ۰/۴۳ | ۴/۵۶ | ۰/۰۸ | ۱/۵۵ | ۰/۵۰۱ | ۱/۹۹۵ | ۰/۷۹ | ۱/۱۳۵ | ۱/۰۵ |
| ۲ | بانه | ۹۳۰ | ۵۶۷ | ۰/۳۲ | ۳/۴۴ | ۰/۰۵ | ۱/۵۸ | ۰/۸۸۰ | ۱/۰۵ | ۰/۴۰ | ۱/۵۷ | ۰/۲۲ |
| ۳ | بوکان | ۲۹۰۲ | ۱۵۵۸ | ۰/۳۳ | ۴/۷۷ | ۰/۰۴ | ۱/۵۳ | ۰/۴۶۲ | ۲/۱۶۱ | ۰/۷۶ | ۰/۳۹ | ۱/۵۹ |
| ۴ | دیواندره-بیجار | ۵۳۶۳ | ۲۶۸۹ | ۰/۳۷ | ۴/۱۲ | ۰/۰۶ | ۱/۲۵ | ۰/۳۰۰ | ۳/۳۲۵ | ۰/۶۱ | ۰/۲۹ | ۱/۸۳ |
| ۵ | قزلجه | ۳۸۲ | ۲۵۷ | ۰/۴۰ | ۳/۲۰ | ۰/۰۹ | ۱/۲۶ | ۰/۷۳ | ۱/۴۸ | ۰/۲۴ | ۰/۲۴ | ۰/۱۸ |
| ۶ | قروه | ۷۲۴۱ | ۳۵۱۱ | ۰/۳۳ | ۴/۳۰ | ۰/۰۳ | ۱/۵۱ | ۰/۵۲۶ | ۱/۸۹۷ | ۰/۸۱ | ۰/۳۵ | ۱/۶۷ |
| ۷ | گل تپه | ۵۱۷۲ | ۲۶۰۴ | ۰/۳۷ | ۴/۰۶ | ۰/۰۵ | ۱/۳۸ | ۰/۳۴۹ | ۲/۸۶۴ | ۰/۶۶ | ۰/۲۸ | ۱/۸۶ |
| ۸ | کامیاران | ۹۶۶ | ۵۸۶ | ۰/۳۴ | ۳/۰۲ | ۰/۰۶ | ۱/۴۵ | ۰/۳۸ | ۰/۷۲۰ | ۱/۳۲ | ۰/۴۷ | ۱/۴۵ |
| ۹ | مریوان | ۴۹۴ | ۳۲۳ | ۰/۲۳ | ۳/۷۵ | ۰/۰۳ | ۲/۱۳ | ۰/۳۲ | ۰/۷۵۶ | ۱/۲۹ | ۰/۴۱ | ۱/۵۴ |
| ۱۰ | پاوه | ۴۹۹ | ۳۲۶ | ۰/۳۳ | ۵/۶۹ | ۰/۰۶ | ۱/۷۷ | ۰/۵۰۶ | ۱/۹۷۴ | ۰/۸۰ | ۰/۳۴ | ۱/۶۹ |

| | | | | | | | | | | | | | |
|------|------|------|------|-------|-------|------|------|------|------|------|------|-------------|----|
| ۰/۱۷ | ۱/۶۸ | -/۳۵ | ۱/۲۶ | -/۷۹۱ | ۱/۲۶ | ۱/۸۴ | -/۰۴ | ۳/۴۰ | -/۲۷ | ۷۳۲ | ۱۲۴۰ | روانسر | ۱۱ |
| ۰/۷۰ | ۱/۷۳ | -/۳۳ | ۱/۲۸ | -/۷۶۹ | ۱/۲۹ | ۱/۳۷ | -/۰۹ | ۴/۱۳ | -/۳۶ | ۲۰۶۳ | ۳۹۷۹ | رزاپ | ۱۲ |
| ۰/۶۸ | ۱/۹۳ | -/۲۶ | -/۸۳ | ۱/۸۳۷ | -/۵۴۴ | ۱/۱۸ | -/۱۳ | ۳/۹۴ | -/۴۲ | ۱۱۹۹ | ۲۱۶۰ | شاهین‌دژ | ۱۳ |
| ۰/۵۳ | ۱/۷۰ | -/۳۴ | -/۶۸ | ۲/۷۴۱ | -/۳۶۴ | ۱/۱۰ | -/۱۰ | ۵/۵۸ | -/۴۵ | ۱۱۳۶ | ۲۰۳۴ | سنندج | ۱۴ |
| ۰/۵۰ | ۱/۶۵ | -/۳۶ | ۱/۱۵ | -/۹۴۸ | ۱/۰۵ | ۱/۴۵ | -/۰۵ | ۳/۸۰ | -/۳۴ | ۲۳۴۲ | ۴۵۹۱ | سقز | ۱۵ |
| ۰/۲۷ | ۱/۶۹ | -/۳۴ | -/۷۱ | ۲/۵۱۶ | -/۳۹۷ | ۱/۰۵ | -/۰۵ | ۲/۹۹ | -/۳۲ | ۱۰۲۲ | ۱۸۰۴ | سردشت | ۱۶ |
| ۰/۳۳ | ۱/۹۱ | -/۲۷ | -/۵۷ | ۳/۸۰۳ | -/۲۶۲ | ۱/۰۷ | -/۰۵ | ۵/۶۹ | -/۳۲ | ۱۵۲۸ | ۲۸۳۸ | تپه اسماعیل | ۱۷ |
| ۰/۶۰ | ۱/۶۷ | -/۳۵ | -/۷۸ | ۲/۰۶۸ | -/۴۸۳ | ۱/۰۸ | -/۰۹ | ۳/۸۹ | -/۴۶ | ۱۳۱۸ | ۲۴۰۳ | تکاب | ۱۸ |

طول حوضه، D_d تراکم زهکشی، R_b نسبت انشعاب، F_u فراوانی آبراهدها، L_o طول جریان سطحی، R_f ضریب فشردگی، T نسبت بافت.

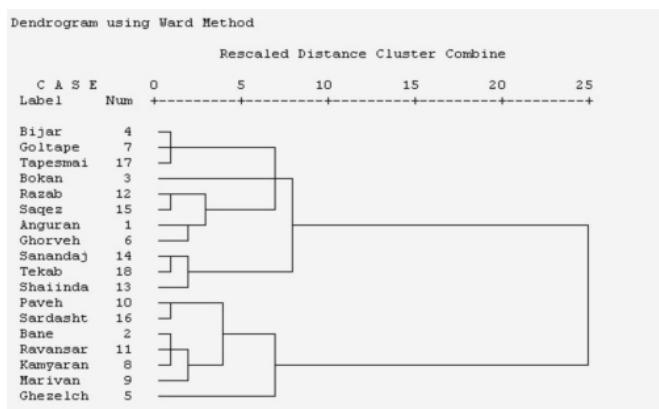
نتایج حاصل از محاسبه این پارامترها اختلاف مقادیر زیادی را نشان می‌دهد که بر اساس آن تحلیل، مقایسه و نتیجه-گیری در مورد ارزیابی کمی پتانسیل سیل خیزی حوضه‌ها مشکل بوده و نمی‌تواند بسیار دقیق باشد. بنابراین عملیات استاندارد کردن داده‌های موجود پارامترها صورت گرفت که استاندارد کردن اعداد با توجه به رابطه آن با سیل خیزی شد. در استانداردسازی داده‌ها سعی شده که استاندارد داده به این شکل صورت گیرد که مقادیر بالا نشان از سیل خیزی بیشتر حوضه باشد. در شاخص‌هایی که میزان کم آن نشان از سیل خیزی بیشتر است با تقسیم بیشترین عدد بر اعداد هر یک از حوضه‌ها، این رابطه معکوس شده است، بدین مفهوم که عدد بالا حتی در شاخص‌های که رابطه عکسی با سیل خیزی دارند، نشان از سیل خیزی بالاتر حوضه در مقایسه با دیگر حوضه‌ها است (جدول ۳).

جدول ۳: نتایج مقادیر کمی پارامترهای استاندارد شده

| T | C _c | R _c | R _e | B _s | R _f | L _o | F _u | R _b | D _d | L _b | A | |
|------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|----------------|-----|----|
| ۱ | ۱/۲۲ | -/۷۸ | ۱/۸۷ | ۱/۹۰ | ۳/۴۵ | ۱/۳۷ | -/۶۷ | -/۸۰ | -/۹۳ | ۱/۰۶ | /۹۳ | ۱ |
| -/۲۵ | ۱/۲۸ | -/۸۵ | ۱/۴۰ | ۳/۳۵ | ۱/۹۶ | ۱/۳۴ | -/۳۸ | -/۶۰ | -/۶۹ | ۶/۱۹ | /۱۲ | ۲ |
| -/۳۹ | ۱/۲۶ | -/۸۲ | ۱/۹۴ | ۱/۷۵ | ۳/۷۴ | ۱/۳۹ | -/۳۰ | -/۸۳ | -/۷۱ | ۲/۲۵ | /۴ | ۳ |
| -/۶۶ | ۱/۰۹ | -/۶۱ | ۲/۴۲ | ۱/۱۴ | ۵/۷۶ | ۱/۵۷ | -/۴۶ | -/۷۲ | -/۸۰ | ۱/۳۰ | /۷۴ | ۴ |
| -/۲۰ | ۱ | -/۵۱ | ۱ | ۶/۶۱ | ۱ | ۱/۶۹ | -/۶۹ | -/۵۶ | -/۸۶ | ۱۳/۶۶ | /۰۵ | ۵ |
| -/۶۷ | ۱/۲۰ | -/۷۴ | ۱/۸۲ | ۲ | ۳/۲۸ | ۱/۴۱ | -/۲۳ | -/۷۵ | -/۶۹ | ۱ | ۱ | ۶ |
| -/۴۵ | ۱/۰۸ | -/۵۹ | ۲/۲۴ | ۱/۳۲ | ۴/۹۵ | ۱/۵۴ | -/۳۸ | -/۷۱ | -/۸۰ | ۱/۳۴ | /۷۱ | ۷ |
| -/۳۰ | ۱/۳۸ | ۱ | ۱/۱۲ | ۵/۲۸ | ۱/۲۵ | ۱/۴۶ | -/۴۶ | -/۶۱ | -/۷۳ | ۵/۹۹ | /۱۳ | ۸ |
| -/۱۲ | ۱/۳۰ | -/۸۷ | ۱/۱۴ | ۵/-۳ | ۱/۳۱ | ۱ | -/۲۳ | -/۶۵ | -/۵۰ | ۱۰/۸۶ | /۰۶ | ۹ |
| -/۲۲ | ۱/۱۸ | -/۷۲ | ۱/۸۵ | ۱/۹۲ | ۳/۴۱ | ۱/۲۰ | -/۴۶ | ۱ | -/۷۱ | ۱۰/۷۶ | /۰۶ | ۱۰ |
| -/۱۹ | ۱/۱۹ | -/۷۴ | ۱/۱۷ | ۴/۸۰ | ۱/۳۷ | ۱/۱۵ | -/۳۰ | -/۵۹ | -/۵۸ | ۴/۷۹ | /۱۷ | ۱۱ |
| -/۸۱ | ۱/۱۶ | -/۷۰ | ۱/۱۵ | ۴/۹۴ | ۱/۳۴ | ۱/۵۵ | -/۶۹ | -/۷۲ | -/۷۸ | ۱/۷۰ | /۵۴ | ۱۲ |
| -/۷۹ | ۱/۰۴ | -/۵۵ | ۱/۷۸ | ۲/-۷ | ۳/۱۸ | ۱/۸۰ | ۱ | -/۶۹ | -/۹۱ | ۲/۹۲ | /۲۹ | ۱۳ |
| -/۶۱ | ۱/۱۸ | -/۷۲ | ۲/۱۷ | ۱/۳۸ | ۴/۷۵ | ۱/۹۳ | -/۷۶ | -/۹۸ | -/۹۷ | ۳/-۹ | /۲۸ | ۱۴ |
| -/۵۸ | ۱/۲۱ | -/۷۶ | ۱/۲۸ | ۴/۰۱ | ۱/۶۴ | ۱/۴۶ | -/۳۸ | -/۶۶ | -/۷۳ | ۱/۴۹ | /۶۳ | ۱۵ |
| -/۳۱ | ۱/۱۸ | -/۷۲ | ۲/-۸ | ۱/۵۱ | ۴/۳۵ | ۱/۳۶ | -/۳۸ | -/۵۲ | -/۶۹ | ۳/۴۳ | /۲۴ | ۱۶ |
| -/۳۸ | ۱/۰۵ | -/۵۷ | ۲/۵۹ | ۱ | ۶/۶۰ | ۱/۳۵ | -/۳۸ | ۱ | -/۶۹ | ۲/۲۹ | /۳۹ | ۱۷ |
| -/۶۹ | ۱/۲۰ | -/۷۴ | ۱/۸۹ | ۱/۸۳ | ۳/۵۸ | ۱/۹۷ | -/۶۹ | -/۶۸ | ۱ | ۲/۶۶ | /۳۳ | ۱۸ |

A مساحت، L_b طول حوضه، D_d تراکم زهکشی، R_b نسبت انشعاب، F_u فراوانی آبراهه‌ها، L_0 طول جریان سطحی، R_f ضریب فرم حوضه، B_s شکل حوضه، R_e ضریب کشیدگی، R_c ضریب گردی، C ضریب فشردگی و T نسبت بافت

با هدف ارزیابی و طبقه‌بندی دقیق حوضه‌های مطالعاتی و نیز تحلیل‌های نهایی در ارتباط با سیل‌خیزی، پس از استخراج پارامترهای مورفومتریک و استاندارد کردن آن‌ها که داده‌های مرتبه در جداول شماره ۲ و ۳ آمده است، داده‌های استاندارد شده برای طبقه‌بندی نهایی وارد محیط نرم افزاری Spss شده و با استفاده از تکنیک تحلیل خوشه‌ای سلسله مراتبی نمودار دندروگرام حوضه‌های مطالعاتی ترسیم و بر اساس آن طبقه‌بندی نهایی انجام شد. در ارتباط با طبقه‌بندی و تفکیک خوشه‌ها معیار تعیین، حداقل فاصله بین خوشه‌ها می‌باشد.



شکل ۲: نمودار شاخه درختی یا دندروگرام حوضه‌های مطالعاتی حاصل از روش خوبه‌بندی HCA

جدول ۴: نتایج طبقه‌بندی نهایی حوضه‌های مطالعاتی توسط HCA

| خوشه | تکنیک |
|------|-----------------------------|
| | HCA |
| ۱ | ۴-۷-۱۷-۳-۱۴-۱۸-۱۳-۶-۱۵-۱-۱۲ |

۲

۱۶-۲-۱۱-۸-۹-۵-۱۰

مجموع نتایج و یافته‌های نهایی حاصل از طبقه‌بندی و تفسیر نمودار دندروگرام و بر مبنای داده‌های استاندارد شده موجود در جدول شماره ۳ بیانگر آن است که دو خوشه برای حوضه‌های مطالعاتی مشخص گردید. به عبارتی از لحاظ پتانسیل سیل‌خیزی حوضه‌های موجود در دو خوشه قرار گرفتند. خوشه یک شامل حوضه‌های بیجار، گل‌تپه، تپه اسماعیل، بوکان، رزاب، سقر، انگوران، قروه، سندنج، تکاب و شاهین‌دز که غالباً منطبق بر موقعیت مکانی در شرق محدوده مطالعاتی هستند. خوشه دو شامل حوضه‌های پاوه، سرداشت، بانه، روانسر، کامیاران، مریوان و قزلچه است که در غرب محدوده مطالعاتی قرار گرفته‌اند. ضمناً حوضه‌های واقع در خوشه یک در جدول استاندارد شده مقادیر بالایی را نشان می‌دهند که دال بر پتانسیل سیل‌خیزی بیشتر این حوضه‌ها است.

نتیجه‌گیری

رویکرد ارائه شده در این تحقیق در حقیقت کاربرد برخی متغیرهای فیزیوگرافیک به صورت سیستمی در یک ناحیه وسیع جهت طبقه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی حوضه‌های آبخیز بوده است. بدین منظور حوضه‌های آبخیز استان کردستان و

هم‌جوار مورد شناسایی و مطالعه قرار گرفتند. این حوضه‌ها با استفاده از ۱۲ شاخص مؤثر مورفومتریک و هیدروگرافی ارزیابی شدند و بر مبنای آن مقادیر کمی هر پارامتر برای تمامی حوضه‌ها به دست آمد. در مرحله بعدی با هدف پنهانه‌بندی و طبقه‌بندی حوضه‌های مذکور اقدام به استانداردسازی داده‌های موجود شده و سپس بر مبنای روش تحلیل خوشه‌ای سلسه مراتبی و نیز دندروگرام ترسیمی حاصل از آن به تحلیل مسئله سیل خیزی حوضه‌ها پرداخته شد. نتایج نشان داد که ۱۸ حوضه به صورت مستقل در داخل استان و یا به صورت مشترک با سایر استان‌های هم‌جوار در داخل محدوده مطالعاتی وجود دارند. بررسی‌های بیشتر سیستمی بر مبنای روش‌های مطالعاتی مذکور و نیز در محیط GIS بیانگر آن است که حوضه‌های مذکور با در نظر گرفتن شاخص حداکثر فاصله که دارای ضریب دقت بالایی است در دو خوشه جداگانه قرار گرفتند. خوشه یک دربرگیرنده ۱۱ حوضه که در شرق محدوده مطالعاتی واقع شده و خوشه دو شامل ۷ حوضه با موقعیت قرارگیری غالب غربی است. نتیجه و یافته نهایی تحقیق به این صورت است که حوضه‌های واقع در خوشه یک دارای مقادیر استاندارد شده بالا و به تبع آن پتانسیل سیل خیزی بیشتری هستند که چنین استنباط می‌شود برآیند تأثیرگذاری لیتوژئی و ساختار منطقه بر روی مورفومتری حوضه‌ها و درنهایت سیل خیزی آن‌ها باشد. بررسی مقایسه‌ای این مسئله ناشی از وجود لیتوژئی غالباً دگرگونی در شرق و از طرفی وجود تشکیلات آهکی تکتونیزه شده نیز در غرب محدوده مطالعاتی می‌باشد به این صورت که نفوذناپذیری بالای لیتوژئی دگرگونی موجود در محدوده مطالعاتی زمینه‌ای برای بالا رفتن شاخص‌های موجود و به تبع آن افزایش پتانسیل سیل خیزی آن شده است. این پژوهش با توجه به یافته‌های تحقیق می‌تواند در ارتباط با برنامه‌ریزی‌های محیطی و آمایش سرزمین مورداستفاده قرار گیرد.

منابع

- احمدی، حسن و سمیه طاهری، ۱۳۸۸، اهمیت آنالیزهای مورفومتریک جهت بدست آوردن مناطق با پتانسیل آب‌های زیرزمینی با کنترل ساختمان زمین (مطالعه موردي: حوزه آبخیز تسوج)، پنجمین همایش ملی علوم و مهندسی آبخیزداری ایران، کرج، انجمن آبخیزداری ایران.
- بزرگمهر. کیا، ۱۳۸۹، بررسی استفاده از متغیرهای مورفومتری حوزه‌های آبریز در تحلیل منطقه‌ای سیلاب (مطالعه موردي: حوزه‌های آبریز سردارآبود، چالوس و کورکورس)، فصلنامه علوم و فنون منابع طبیعی، سال پنجم، شماره ۴.
- ثروتی، محمدرضا. اکبر رستمی و فاطمه خدادادی. ۱۳۹۰، امکان سنجی وقوع سیل در حوضه آبخیز لیلان چای (مراغه) به روش CN، فصلنامه جغرافیایی سرزمین، علمی-پژوهشی، سال هشتم، شماره ۳۲.
- حیدری، محمدطالب. ۱۳۸۵، مطالعه موردي ۲ نوع سیل در استان کردستان و پیشنهاد به کارگیری الگوی موفق مدیریت سیل ۹۱ مرداد کردستان برای کاهش خسارات سیل، اولین همایش منطقه‌ای بهره‌برداری از منابع آب حوضه‌های کارون در شهر زاینده‌رود.
- رضوی، احمد. ۱۳۸۷. اصول تعیین حریم منابع آب، چاپ اول، انتشارات دانشگاه صنعت آب و برق تهران.
- زاهدی، مجید و مریم بیاتی خطیبی. ۱۳۸۷. هیدرولوژی، چاپ اول، انتشارات سمت، تهران.
- دارابی، حمید. کریم سلیمانی، کاکا شاهدی و میرحسن میریعقوبزاده. ۱۳۹۱. طبقه‌بندی زیر حوضه‌ها براساس پارامترهای مورفومتریک با استفاده از تحلیل‌های خوشه‌ای در حوضه آبخیز پل دوآب شازند، نشریه دانش آب‌وچاک، جلد ۲۲، شماره ۴.
- سازمان مدیریت و برنامه‌ریزی کشور، دفتر امور فنی تدوین معیارها. (۱۳۸۰) راهنمای مهار سیلاب رودخانه (روش سازه‌ای)، نشریه‌ی شماره‌ی ۲۴۲.
- شعبانلو، سعید. حسین صدقی، بهرام ثقفیان و حبیب موسوی جهromی، ۱۳۸۷، پنهانه‌بندی سیلاب در شبکه رودخانه‌های استان گلستان با استفاده از GIS. مجله پژوهش آب ایران، سال دوم، شماره سوم.
- عبدی، پرویز. ۱۳۸۵. بررسی پتانسیل سیل خیزی حوضه زنجان رود با روش سیستم اطلاعات جغرافیایی، کمیته آبیاری و زهکشی، کارگاه فنی همزیستی با سیلاب.

- علیزاده. امین، ۱۳۸۸، اصول هیدرولوژی کاربردی، چاپ ۲۶، دانشگاه امام رضا، ۸۷ ص.
- نجف قلی، محمود عرب خدری و علیرضا غفاری، ۱۳۸۳، بررسی تأثیر برخی ویژگی هندسی آبخیزها در سیالاب‌های حداکثر لحظه‌ای با دوره برگشت‌های مختلف، مجله پژوهش و سازندگی، شماره ۶۱، صفحه‌های ۲ تا ۱۰.
- فریفته، جمشید، ۱۳۷۰، تحلیل‌های کمی در ژئومورفولوژی (ترجمه)، انتشارات دانشگاه تهران، تهران.
- قنواتی، عزت‌الله، ۱۳۸۲، مدل ژئومورفولوژیکی سیالاب در حوضه‌ی گاماسیاب، تحقیقات جغرافیایی، شماره ۱۸، صص. ۱۷۴-۱۸۲.
- مقیمی، علی. سید رضا موسوی حرمنی. احمد معتمد و حسن احمدی، ۱۳۸۸، بررسی تأثیر متغیرهای مورفومتری حوضه بر روی دبی حداکثر سیل در حوضه آبریز رودخانه چالوس با استفاده از روش آماری و مدل‌های ریاضی. فصلنامه زمین و منابع واحد لاهیجان، شماره اول سال دوم، ۲، پیاپی ۵.
- محمد، ۱۳۸۶. هیدرولوژی کاربردی، جلد دوم، چاپ ۵، انتشارات دانشگاه تهران، تهران.
- Ahn, K. Merwade, V., 2016, Role of Watershed Geomorphic Characteristics on Flooding in Indiana, United States, *ournal of Hydrologic Engineering*, Vol. 21, No. 2.
- Bajabaa, S. Masoud, M. Al-Amri, N., 2014, Flash flood hazard mapping based on Quantitative hydrology, geomorphology and GIS techniques(case study of Wadi Al Lith, Saudi Arabia), *Arab J Geosci*, 7. Pp: 2469- 2481.
- Brierley, G, J Fryirs, K. A., 2005, *Geomorphology and River Management Application of the River Styles Framework*, Oxford, Blackwel Publishing.
- Garde R. J, 2006, *River Morphology*, Published by New Age International (P) Ltd., publishers, New York.
- Keller. E. A., Pinter. N., 2002, *Active Tectonics, Uplift and Landscape*, PrenticeHall, New Jersey, 362 p.
- Kusky, T., 2008, *Floods: Hazards of Surface and Groundwater Systems*, Facts On File publishing, New York.
- Meraj, G, Romshoo, S.A, Yousuf, A, Altaf, S, Altaf, F., 2015, Assessing the influence of Watershed characteristics on the flood vulnerability of Jhelum basin in Kashmir Himalaya, *Nat Hazards*, 77, pp: 153-177.
- Patel, D. P., Gajjar, C. A., & Srivastava, P. K. (2013). Prioritization of Malesari mini-watersheds through morphometric analysis: a remote sensing and GIS perspective. *Environmental earth sciences*, 69(8), 2643-2656.
- Srinivasa RajuK, Nagesh KumarD, 2007. Classification of Indian meteorological stations using cluster and fuzzy cluster analysis and Kohonen artificial neural networks. *Nordic Hydrology* 38: 303-314.
- Stefanidis, S., & Stathis, D. (2013). Assessment of flood hazard based on natural and anthropogenic factors using analytic hierarchy process (AHP). *Natural hazards*, 68(2), 569-585.
- Wohl, E. E., 2000, *Inland Flood Hazards (Human, Riparian, and Aquatic Communities)*. Cambridge University Press, Cambridge.
- Yalcin, G., Akyu rek, Z., 2004, Multiple Criteria Analysis for Flood Vulnerable Areas, 20th ISPRS Congress, July, Istanbul, Turkey, PP. 174-181.
- Youssef, A. M., Pradhan, B., & Hassan, A. M. (2011). Flash flood risk estimation along the St. Katherine road, southern Sinai, Egypt using GIS based morphometry and satellite imagery. *Environmental Earth Sciences*, 62(3), 611-623.