

بورسی پتانسیل وقوع زمین‌لغزش در حوضه‌آبریز آبگلال (استان خوزستان) با استفاده از مدل فازی

فریبا همتی* - دانش آموخته دکتری زئومورفولوژی، دانشکده برنامه‌ریزی و علوم محیطی، دانشگاه تبریز.

پذیرش مقاله: ۱۴۰۰/۰۱/۲۸ تایید نهایی: ۱۴۰۰/۰۸/۲۲

چکیده

در این پژوهش مناطق مستعد خطر زمین‌لغزش در حوضه‌آبریز آبگلال با استفاده از مدل منطق فازی مورد ارزیابی قرار گرفت. با استفاده از مطالعات میدانی، نقشه‌های زمین‌شناسی و توپوگرافی و با مرور مطالعات صورت گرفته در این زمینه و همچنین بررسی شرایط موجود در منطقه هشت عامل طبقات ارتفاعی، شیب، جهت‌شیب، لیتو‌لوژی، فاصله از گسل، فاصله از رودخانه، کاربری اراضی و بارش به عنوان عوامل مؤثر بر وقوع زمین‌لغزش بررسی شد و بعد از مرحله فازی‌سازی، نقشه‌های بهنه‌بندی زمین‌لغزش با استفاده از عملگر گامای فازی با مقادیر $0/7$ ، $0/8$ ، $0/9$ تهیه شد. نتایج حاصل از جمع‌کیفی نشان داد که عملگر گامای $0/9$ فازی در مقایسه با دیگر عملگرهای فازی مناسب‌تر است. در نهایت نقشه بدست آمده با ۵ کلاس بسیار زیاد، زیاد، متوسط، کم و بسیار کم طبقه‌بندی شد. نتایج تحقیق نشان داد که $0/016$ از مساحت منطقه در پهنه با خطر بسیار زیاد و $0/94$ درصد از مساحت منطقه در پهنه با خطر بسیار کم قرار گرفته است.

واژگان کلیدی: حوضه‌آبریز آبگلال، منطق فازی، پهنه‌بندی زمین‌لغزش، شاخص جمع‌کیفی.

مقدمه

ایران با داشتن توبوگرافی کوهستانی، فعالیت‌های زمین‌ساختی و لرزه‌خیزی زیاد، شرایط بسیار متنوع اقلیمی و زمین‌ساختی شرایط مساعدی برای بروز پدیده زمین‌لغزش دارد. اهمیت آن در مناطق نزدیک به سکونتگاه‌ها و تأسیسات انسانی بیشتر احساس می‌شود(عرب عامری و حلیبان، ۱۳۹۴). به منظور کاهش خسارات؛ شناسایی و پنهان‌بندی نواحی حساس به زمین‌لغزش ضروری است. از آنجا که تهیه حساسیت زمین‌لغزش به طور چشمگیری برنامه‌ریزی کاربری را بهبود می‌بخشد، می‌توان از آن به عنوان روشی کارآمد برای کاهش خسارت‌های جانی و مالی ناشی از زمین‌لغزش‌ها استفاده کرد. پنهان‌بندی صحیح و اصولی خطر زمین‌لغزش و عوامل مؤثر در آن می‌تواند در تصمیم‌گیری برای مهار و کنترل و کاهش خسارات ناشی از آن مفید و مؤثر باشد(عبدیلی و فتحی، ۱۳۹۳). در راستای اجتناب از خطر، در بین همه خطرها و حوادث طبیعی گسیختگی شیوه‌ها، شاید به طور مستقیم قابل سنجش‌ترین نوع خطر باشد. در این پژوهش هدف پنهان‌بندی خطر زمین‌لغزش در حوضه‌آبریز آبگلال است. این حوضه یکی از زیر حوضه‌های کارون بزرگ می‌باشد که مناطق مسکونی زیادی در آن قرار دارند و همچنین هر ساله در این منطقه شاهد افزایش مناطق مسکونی هستیم. از سوی دیگر این حوضه بواسطه داشتن ویژگی‌های مورفولوژیکی و هیدرولوژیکی، اقلیمی خاص(نظیر: شبکه‌های تندر، سازندهای متنابض و سخت، ساختارهای آهکی، بارش‌های رگباری، رودخانه‌های طغیانی، گسل‌های متعدد، افت سطح آب‌های زیرزمینی) و تغییر در کاربری‌های اراضی از گذشته تا به امروز در معرض مخاطرات طبیعی گوناگونی قرار داشته است، وقوع سیلاب‌های بزرگ، زمین‌لغزش، خندق‌زایی، فرسایش خاک، فرونوسیت از مهمترین مخاطرات هیدرولوژیکی تهدید کننده این حوضه هستند. در این پژوهش خطر زمین‌لغزش مورد بررسی قرار گرفته است تا بتواند با ارائه راه حلی مناسب گامی مؤثر در جهت کاهش آسیب‌پذیری ناشی از مخاطرات ژئومورفولوژیکی در این محدوده بردارد. بررسی مطالعات صورت گرفته در این زمینه نشان داد که تا کنون مطالعات زیادی در این زمینه صورت گرفته است که در ادامه به تعدادی از آنها اشاره شده است: سوری و همکاران(۱۳۹۲)، برای پنهان‌بندی خطر زمین‌لغزش در حوزه چمن‌سنگر از عملگرهای منطق فازی استفاده کردن و نتایج مطالعات آنها نشان داد که عملگر گامای ۰/۹ روش کارآمدتری نسبت به عملگرهای جمع جبری فازی و ضرب جبری فازی برای تهیه نقشه خطر لغزش‌های حوزه چمن‌سنگر می‌باشد. روستایی و همکاران(۱۳۹۷)، به بررسی خطر زمین‌لغزش در حوضه آبخیز نازل‌لوچای با استفاده منطق فازی پرداختند. نتایج حاصل از معادله QS(شاخص جمع کیفیت برای مقایسه کارایی مدل‌ها) نشان می‌دهد که عملگر گامای ۰/۷ در مقایسه با دیگر عملگرهای فازی مناسب‌تر است. حسین آبادی و همکاران(۱۳۹۸)، به تهیه نقشه زمین‌لغزش‌ها با استفاده از کارهای میدانی و نقشه‌های زمین‌شناسی، عوامل مؤثر در وقوع زمین‌لرزه و زمین‌لغزش در کوه باقران پرداختند. براساس نقشه‌های خروجی فازی زمین‌لرزه مشخص شد که جمع جبری فازی بهترین تطابق را با پراکنش زمین‌لرزه در منطقه دارد طوری که ۴۲ درصد منطقه در کلاس خطر زیاد و خیلی زیاد زمین‌لرزه قرار دارد. در پایان پس از تلفیق نقشه‌های حاصل از زمین‌لغزش و زمین‌لرزه مشخص شد که جمع جبری فازی بهترین تطابق را دارد که به ترتیب ۰/۲۶، ۰/۲۱، ۰/۱۹ و ۰/۱۲ درصد از منطقه در کلاس‌های خطر خیلی کم، کم، متوسط، زیاد و خیلی زیاد نهایی حاصل از تلفیق زمین‌لرزه و زمین‌لغزش قرار دارد. نوجوان و همکاران(۱۳۹۸) با استفاده از نقاط لغزشی برداشت شده از حوضه‌آبخیز، اقدام به شناسایی پنهان‌های لغزش در منطقه کردند. نتایج به دست آمده نشان داد که اپراتور فازی گامای ۰/۸ با ۰/۴۴ بالاترین مقدار QS را در میان سایر اپراتورهای فازی دارد. حجازی و نجف‌وند(۱۳۹۹)، با استفاده از مدل منطق فازی مناطق مستعد لغزش در شهرستان پاوه را شناسایی کردند. نتایج به دست آمده بیانگر این است که شهر پاوه به دلیل وجود خطوط گسلی، شیکه رودخانه، راه ارتباطی و شبیه زیاد داری پتانسیل بالایی در جهت وقوع لغزش هستند. همچنین بخش‌های عمده‌ای از مناطق جنوب و جنوب‌غربی شهرستان نیز پتانسیل بالایی جهت حرکات لغزشی دارند. مجموعه‌ای از عوامل فوق بیانگر پتانسیل منطقه جهت وقوع حرکات دامنه‌ای بهخصوص لغزش

است. سابویا و همکاران^۱ (۲۰۰۶) برای ارزیابی ناپایداری دامنه‌ها در ریودوزاییروی بزرگ از مدل منطق فازی استفاده نمودند و به این نتیجه رسیدند که چون در این مدل کارشناس می‌تواند بین صفر تا یک طبقات عوامل مختلف را وزن‌دهی نماید بنابراین نتایج بهتری نسبت به سایر مدل‌ها به دست می‌آید. چامپاتی ری و همکاران^۲ (۲۰۰۷)، به ارزیابی خطر زمین‌لغزش در مناطق زلزله‌خیز هیمالیا با استفاده از منطق فازی پرداختند. در این پژوهش مقادیر مختلفی از عملگر فازی گاما برای تهیه نقشه زمین‌لغزش مورد بررسی قرار گرفت. نتایج نشان داد که عملگر فازی گاما با مقدار ۹۸٪ بهترین شکل نقشه حساسیت به زمین‌لغزش را در منطقه مورد مطالعه نشان داده است. اکسوی و ارکانگلو^۳ (۲۰۱۲) در مطالعه‌ای برای تشخیص نواحی حساس به زمین‌لغزش در غرب دریای سیاه از طبقه‌بندی تصاویر ماهواره‌ای و همچنین منطق فازی برای شناسایی زمین‌لغزش‌های این ناحیه استفاده نموده‌اند. آنها با استفاده از تکنیک جداسازی و همچنین ۱۰ عامل تأثیرگذار همراه با ۷۰ زمین‌لغزش‌های در چین، از مدل منطق فازی و سیستم اطلاعات جغرافیایی بهره جستند. نتایج مطالعات نشان دادن که دقت این مدل در پهنه‌بندی زمین‌لغزش بسیار بالا بوده و منطقه مورد مطالعه از نظر حساسیت به زمین‌لغزش به ۴ طبقه حساسیت تقسیم شده است. لئوناردی و همکاران^۴ (۲۰۱۶) به پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در بخش‌هایی از شبکه جاده‌ای در منطقه رجیو کالابریا در ایتالیا با استفاده از منطق فازی در محیط GIS پرداختند و در نهایت منطقه مورد از نظر حساسیت به پنج گروه طبقه‌بندی شد. دیاناوفال و همکاران^۵ (۲۰۱۸) در منطقه رسوی آتشفشاری در غرب بوگور واقع در اندونزی به بررسی حساسیت به زمین‌لغزش با استفاده از منطق فازی پرداختند. تقریباً همه زمین‌لغزش رخداده در اندونزی، به ویژه در جاوا غربی، در مناطقی با رسوب آتشفشاری بوده است و برخی از آنها در منطقه بوگور رخ داده‌اند. فاکتورهای مؤثر در پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش که در این پژوهش مورد استفاده قرار گرفته عبارتند از: لیتوژوئی، ساختارهای زمین‌شناسی، شیب و کاربری اراضی و با استفاده از روش میدانی به جمع‌آوری ساختار زمین‌شناسی و داده‌های سنگ‌شناسی پرداختند. نتیجه نشان می‌دهد که منطقه مورد مطالعه به سه منطقه مستعد لغزش تقسیم شده است.

روش تحقیق معرفی منطقه

حوضه‌آبریز آبگال در جنوب‌غربی ایران در استان خوزستان واقع شده است و یکی از زیرحوضه‌های رود زرد می‌باشد. محدوده مود مطالعه در مختصات بین ۴۹° تا ۵۲° و ۳۰° تا ۵۰° درجه طول شرقی و ۳۱° تا ۴۰° درجه عرض شمالی قرار دارد. مساحت منطقه مورد مطالعه ۱۵۶/۸۹ کیلومترمربع است و در محدوده ارتفاعی بین ۶۴۷ تا ۲۹۴۷ متر قرار گرفته است. رودخانه اصلی حوضه‌آبریز آبگال به نام رودخانه گالال معروف است که این رودخانه پس از عبور از داخل باغمک و پیوستن به رودخانه ابوالعباس، در نهایت به رود زرد می‌ریزد و رودخانه نیز پس از پیوستن به رودخانه اعلا و مارون و تشکیل رودخانه رودخانه مارون- جراحی به خلیج فارس می‌ریزد. قدیمی‌ترین سازند دارای سن تربیاس(سازند خانه کت) و جوانترین سازند دارای سن نئوژن و یا جوانتر(سازند بختیاری) می‌باشد. رسوبات دوران چهارم یا کواترنری نیز در نقاط مختلف حوضه دیده می‌شود (سازمان زمین‌شناسی، ۱۹۶۶).

^۱. Sabuya et al.

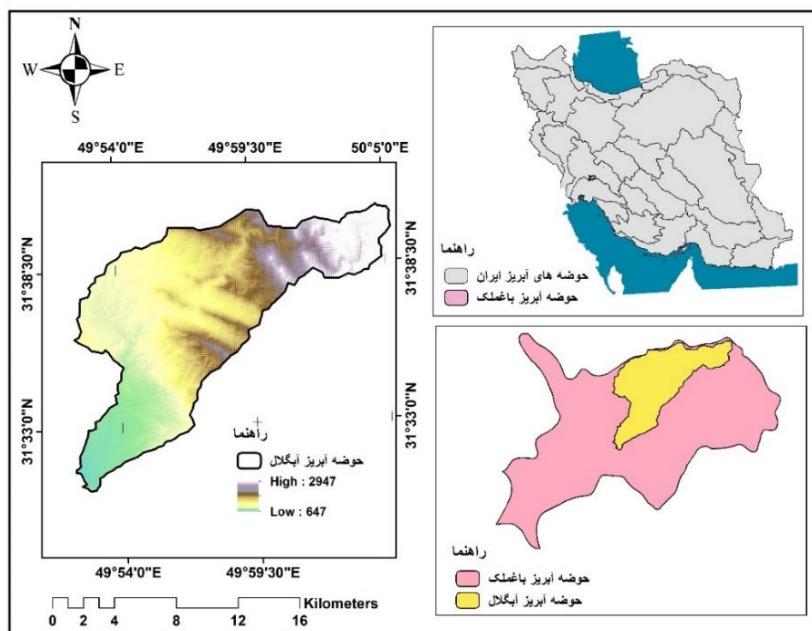
^۲. Champati-ray et al.

^۳. Aksoy & Ercanoglu.

^۴. Zhu et al.

^۵. Leonardia et al.

^۶. Dhianaufal et al.



شکل ۱: مختصات و موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه

منابع داده‌ها و ابزارها

ابزارهای فیزیکی که در این پژوهش مورد استفاده شده قرار گرفتند شامل: نقشه زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰۰ (نقشه‌های دهلوو آسماری)، نقشه توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰ (III 6053، II 5953)، مدل رقومی ارتفاعی ۳۰ متر، داده‌های بارش سازمان هواشناسی می‌باشد. اندازه‌گیری اشکال و همچنین اندازه‌گیری پارامترهای ژئومورفولوژی در نرم‌افزار GIS صورت گرفت. در نهایت جهت بررسی مخاطره ژئومورفولوژی زمین‌لغزش در گستره مورد تحقیق از نرم‌افزار Erath Google استفاده شده است.

منطق فازی

نظریه مجموعه فازی ابزارهای مهم فراهم می‌آورد که می‌توان به وسیله آن‌ها نحوه استدلال و تصمیم‌گیری انسانی را صورت‌بندی ریاضی بخشد و از این الگوها در زمینه‌های مختلف علوم استفاده کرد (طاهری، ۱۳۸۱). روش فازی احتمال عضویت یک پیکسل را به مجموعه‌های فازی با توجه بهتابع عضویت فازی ارزیابی می‌کند. مجموعه‌های فازی فاقد مرز مشخص هستند و عضویت یا عدم عضویت یک مکان در مجموعه‌های خاص به صورت تدریجی است (وانگ، ۱۳۹۵). برای تعریف مجموعه‌های فازی دو روش متداول وجود دارد. یکی تعریف تابع عضویت به فرم تابعی و دیگری معرفی عددی تابع عضویت. در تعریف تابعی درجه عضویت به صورت یک تابع ارائه می‌گردد و در تعریف عددی به مقادیر گستته درجه عضویت خاص نسبت داده می‌شود. انتخاب درجه عضویت بر اساس یک روش ذهنی صورت می‌گیرد (فرجی و آذر، ۱۳۹۵).

به طور کلی یک مجموعه فازی را می‌توان به صورت زیر تعریف کرد:

اگر X مجموعه‌ای از اشیاء باشد که هر یک از عناصر آن به صورت کلی با X_i نشان داده شود آنگاه یک مجموعه فازی A در X به شکل زوج‌های مرتب به شکل زیر نشان داده می‌شود:

$$A = \{X_i, \mu_A(X_i) / x \in X\} \quad \text{معادله (1)}$$

که در آن X را مجموعه مرجع یا عالم می‌نامند و μ_A نیز تابع عضویت X نامیده می‌شود که هر عنصری در X را به یک مجموعه عضویت با مقادیر پیوسته بین صفر و یک می‌برد. توابع عضویت نیز معرف میزان درجه‌ای است که شخص به هر یک از عناصر مجموعه فازی نسبت می‌دهد. تابع عضویت در حقیقت نشان‌دهند توزیع و پراکندگی اعداد حول یک

عدد خاص یا مورد نظر است. برای مثال، عدد تقریباً B می‌توان از اشکال مختلفی نظیر مثلثی، ذوزنقه، منحنی نرمال برای توزیع اعداد جانبی استفاده نمود(طاهری، ۱۳۸۱).

ارزیابی روش‌های آماری

در صورتی که در منطقه‌ای چند نقشه خطر تهیه شده باشد، از روش‌های آماری جهت ارزیابی و مقایسه روش‌های پهنه‌بندی خطر استفاده می‌شود. استفاده از شاخص‌های نسبت تراکمی (Dr)، به منظور مقایسه بین پهنه‌های خطر در هر روش و شاخص‌های مجموع کیفیت (QS) برای مقایسه روش‌ها نسبت به هم کاربرد دارند، به عبارت دیگر، شاخص مجموع کیفیت و دقت، مدل مناسب منطبق با منطقه موردنظری و شاخص نسبت تراکم، دقت تفکیک بین پهنه‌ها یا رده‌های خطر در هر روش از مدل‌های پهنه‌بندی را معرفی می‌کند(گوزتی و همکاران^۱، ۲۰۰۰).

برای تعیین مجموع کیفیت ابتدا باید نسبت تراکم (Dr) محاسبه گردد. از شاخص نسبت تراکمی برای ارزیابی توانایی مدل در تشخیص طبقه خطر استفاده می‌شود. هر چه تفکیک بین طبقه‌های خطر بهتر باشد، مدل تواناتر است (مرزبانی و همکاران، ۲۰۱۶). پس از انطباق نقشه‌های پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در مدل‌های مختلف با نقشه پراکنش زمین‌لغزش‌های منطقه، اگر درصد سطح گسیختگی در طبقه‌های با خطر زیاد بیشتر باشد و روند توزیع درصد گسیختگی، از طبقه‌های کم خطر به سمت طبقه‌ای با خطر زیاد افزایش باید و روند آن صعودی باشد بیانگر این است که مدل به کار برد شده در پهنه‌بندی خطر مناسب است. اگر این روند نزولی یا تقریباً یکسان باشد، نشان‌دهنده کارایی ضعیف مدل است(مصفایی و همکاران، ۲۰۰۹). شاخص آماری نسبت تراکمی در قالب رابطه (۲) محاسبه می‌گردد(گی، ۱۹۹۱):

$$Dr = \frac{\frac{S_i}{A_i}}{\frac{\sum_i^n S_i}{\sum_i^n A_i}} \quad \text{معادله (۲)}$$

که در این رابطه، S_i : مجموع مساحت زمین‌لغزش‌های واقع در هر رده خطر، A_i : مساحت پهنه خطر هدف در یک نقشه پهنه‌بندی، $\sum S_i$ مجموع کل مساحت‌های زمین‌لغزش‌ها در حوضه‌آبریز، $\sum A_i$ مساحت کل حوضه‌آبریز می‌باشد. هر چه تفکیک بین رده‌های خطر توسط شاخص نسبت تراکم بهتر صورت گرفته باشد، روش از دقت بالاتری برخوردار است. مقدار مجموع کیفیت (QS) نشان‌دهنده درستی یا مطلوبیت عملکرد روش در پیش‌بینی خطر زمین‌لغزش در منطقه است. معمولاً مقدار این شاخص در روش‌های مختلف در گستره صفر و ۷ قرار می‌گیرد. اگرچه از نظر تئوری، حدی برای آن وجود ندارد. در ارزیابی روش‌ها هر چه مقدار مجموع کیفیت (QS) بیشتر باشد، روش از درستی و مطلوبیت بیشتری در تفکیک برخوردار است. مقدار مجموعه کیفیت از رابطه (۳) بدست می‌آید (گی، ۱۹۹۱):

$$QS = \sum_{i=1}^n (Dr - 1)^2 * S \quad \text{معادله (۳)}$$

QS : مجموع کیفیت، Dr : نسبت تراکم، S : نسبت مساحت هر رده خطر نسبت به مساحت کل منطقه، n : تعداد کلاس خطر.

بحث و یافته‌ها

برای بررسی ارتباط عوامل تأثیرگذار بر وقوع زمین‌لغزش در منطقه مورد مطالعه بعد از تهیه نقشه پراکنش نقاط لغزشی، پراکندگی این نقاط به نه عامل مؤثر در وقوع زمین‌لغزش مورد بررسی قرار گرفته است. هر کدام از لایه‌های اطلاعاتی (طبقات ارتفاعی، شبیب، جهت دامنه، فاصله از گسل، فاصله از رودخانه، بارش، کاربری اراضی، لیتوژوژی) در ۵ کلاس

¹. Guzzetti et al.

². Gee.

طبقه‌بندی شد و بر اساس درجه حساسیت نسبت به زمین‌لغزش به هر کدام از طبقات امتیاز بین ۱ تا ۵ تعلق می‌گیرد بدین صورت که امتیاز ۵ به طبقه‌ای داده شد که بیشترین حساسیت را به زمین‌لغزش داشت. برای تعیین ارتباط زمین‌لغزش‌ها با عوامل مؤثر در وقوع آن و نیز نهیه نقشه‌پهن‌بندی خطر زمین‌لغزش نقشه‌های عامل با نقشه پراکنش زمین‌لغزش تلفیق گردید. برای تهیه نقشه‌پهن‌بندی، لایه‌های اطلاعاتی ذیل تشکیل و آماده‌سازی بانک اطلاعاتی به کار گرفته شده است:

لایه‌های اطلاعاتی مورد استفاده در پژوهش

- نقشه پراکنش زمین‌لغزش‌ها

نقشه پراکنش زمین‌لغزش‌ها، موقعیت‌ها و خصوصیات زمین‌لغزش‌های گذشته را نشان می‌دهند. این دامنه‌های ناپایدار با شرایط زمین‌شناسی، توپوگرافی و اقلیمی در ارتباط است، بنابراین، اغلب می‌تواند پیش‌بینی موقعیت‌ها و شرایط زمین‌لغزش‌های آینده را تسهیل نماید (لی و همکاران^۱، ۲۰۰۴). اولین مرحله در تجزیه و تحلیل حساسیت به زمین‌لغزش شناسایی صحیح محل نقاط لغزشی می‌باشد. در ناحیه مورد مطالعه نقشه پراکنش زمین‌لغزش‌ها به صورت نقاط لغزشی بر اساس مطالعات میدانی، اطلاعات سازمان منابع طبیعی و تصاویر Google Earth تهیه شد.

- طبقات ارتفاعی

برای تهیه نقشه طبقات ارتفاعی مدل رقومی ارتفاع سازمان نقشه‌برداری مورد استفاده قرار گرفت و در ۵ کلاس طبقه‌بندی شده است. این حوضه دارای اختلاف ارتفاعی ۲۳۰۰ متر است به طوریکه ارتفاع زمین در بلندترین منطقه ۲۹۴۷ متر و در خروجی حوضه ۶۴۷ متر می‌باشد. شرایط طبیعی آن از نظر میزان بارش دریافتی، نوع بارش، روزهای یخبندان، درجه شیب و غیره با افزایش ارتفاع تغییر می‌کند. نقشه (۲) طبقات ارتفاعی در حوضه مورد مطالعه را نشان می‌دهد. بررسی پراکندگی زمین‌لغزش ا نسبت به نقشه ارتفاع نشان می‌دهد که بیشترین تعداد زمین‌لغزش‌ها در ارتفاع ۱۰۰۰-۶۴۷ متر رخ داده است.

- شیب

جهت بررسی رابطه بین عامل شیب با رویداد زمین‌لغزش لایه شیب بر اساس درجه در ۵ کلاس تهیه گردید. نقشه (۳) شیب در حوضه مورد مطالعه را نشان می‌دهد. بررسی پراکندگی زمین‌لغزش‌ها نسبت به نقشه شیب نشان می‌دهد که بیشترین تعداد زمین‌لغزش‌ها در شیب ۰-۱۴ درجه رخ داده است.

- جهت شیب

نقشه جهت شیب منطقه مورد مطالعه با استفاده از مدل رقومی ارتفاع در ۸ طبقه تهیه گردید (شکل ۴). بررسی عامل جهات جغرافیایی نسبت به پراکندگی زمین‌لغزش نشان می‌دهد که این جهات تأثیرات مختلفی بر وقوع زمین‌لغزش‌های دامنه‌ای دارند. در منطقه مورد مطالعه در این پژوهش بیشترین حساسیت زمین‌لغزش در جهت جنوب می‌باشد.

- فاصله از رودخانه

آبهایی که بر سطح دامنه (رواناب‌ها) و آبهایی که در بین مواد نفوذ می‌کنند از عوامل تحریک کننده مواد دامنه‌ای هستند. هر جایی که شیب دامنه‌ها افزایش زیادی داشته باشد و جنس سازندها نیز مناسب باشد، آبراهه‌ها با زیرشوابی دامنه‌ها و از بین بردن تکیه‌گاه مواد دامنه‌ای در ایجاد انواع حرکت‌های زمین‌لغزش، مخصوصاً لغزش نقش بسیار مهمی ایفا می‌کنند. نقشه فاصله از رودخانه در فواصل مختلف تهیه و در لایه‌ای ۵ طبقه‌ای جای گرفته است (شکل ۵). نتایج بدست آمده از بررسی نقشه پراکندگی زمین‌لغزش نسبت به آبراهه نشان می‌دهد که ۹۲ درصد از زمین‌لغزش‌ها در فاصله ۰-۴۴۱ متری از رودخانه قرار گرفته است. چون فرسایش کنار رودخانه‌ای باعث به هم خوردن تعادل شیب است و به هم خوردن این تعادل به شدت باعث زمین‌لغزش شده است.

• فاصله از گسل

معمولًاً با دور شدن از گسل‌های اصلی تأثیر زمین‌لغزه کاهش می‌یابد و احتمال وقوع زمین‌لغزش نیز کمتر می‌شود، لذا می‌توان برحسب فاصله از گسل‌ها انتظار احتمال وقوع یا عدم وقوع زمین‌لغزش را نشان داد. برای ایجاد نقشه گسل‌های منطقه از فایل رقومی گسل‌های نقشه زمین‌شناسی استفاده شد و گسل‌های منطقه از درون آن استخراج گردیده است. برای این منظور نقشه فاصله از گسل منطقه مورد مطالعه با استفاده از مدل ارتفاعی رقومی در ۵ کلاس تهیه گردیده است (شکل ۶). بررسی پراکندگی زمین‌لغزش نسبت به گسل اصلی در منطقه نشان می‌دهد بیشترین زمین‌لغزش‌ها در فاصله ۸۰-۵۲۰ متری از گسل وجود دارد.

• بارش

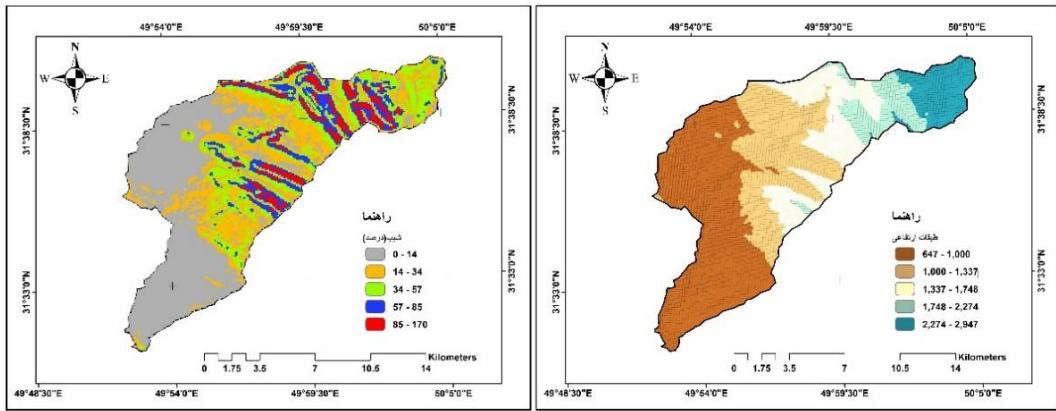
جهت بررسی ویژگی‌های هیدرولوژیکی محدوده مورد مطالعه نقشه بارندگی با استفاده از داده‌های بارندگی ۱۰ ساله (۲۰۲۰-۲۰۱۰) ایستگاه‌های ایده (سینوپتیک)، رامهرمز، دهدز، هفتگل و مال آقا (بارانسنجی) تهیه شد (شکل ۷). محدوده مورد مطالعه با اکتساب ۵ کلاس بارندگی دارای میزان حداکثر ۵۳۸ میلیمتر و حداقل ۵۰۰ میلیمتر بارش سالیانه است. طبق تحلیل‌های انجام گرفته، وقوع زمین‌لغزش در مناطقی با کلاس بارشی سالیانه ۵۰۵-۵۰۰ میلیمتر، بیشتر از سایر نواحی است.

• کاربری اراضی

منظور از کاربری نوع و نحوه استفاده از زمین در حال حاضر است به طور مسلم نوع کاربری اراضی، همیشه نقش تعیین کننده‌ای در تغییرات محیطی، به ویژه ایجاد و تشدید حرکت‌های دامنه‌ای ایفا می‌کند و انواع مختلف کاربری‌ها عملکردهای متفاوتی در زمین‌لغزش دارند. بهمنظور تعیین کاربری اراضی در حوضه مورد مطالعه از اطلاعات نقشه‌های ۱/۵۰۰۰۰ سازمان نقشه‌برداری استان خوزستان استفاده شد. یازده نوع کاربری اراضی در منطقه شناسایی شد (شکل ۸). بیشترین حساسیت به زمین‌لغزش در مرتع با تاج پوشش متوسط وجود دارد.

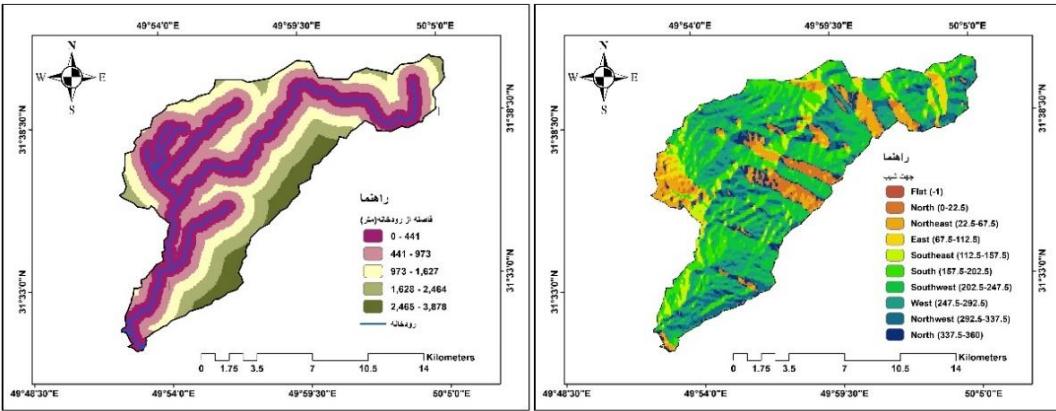
• لیتولوژی

بررسی نوع لیتولوژی هر منطقه یک نوع بستر تشکیل حرکت‌های دامنه‌ای از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. بهمنظور تهیه نقشه لیتولوژی، از نقشه زمین‌شناسی ۱/۱۰۰۰۰۰ استفاده گردید و واحدهای لیتولوژی بر این اساس تعریف گردید. همچنین بر اساس مطالعات انجام شده توسط پیروان و همکاران (۱۳۹۲) مقاومت هر یک از واحدهای سنگی و حساسیت آن‌ها در برابر فرسایش نیز تعیین شد. سنگ‌ها از نظر فرسایش‌پذیری در رده‌های مختلف تقسیم‌بندی می‌شوند که در محدوده مورد مطالعه، سنگ‌ها در پنج گروه لیتولوژیکی جای گرفته‌اند (شکل ۹). بسیار مقاوم (سازند سروک، سازند کژدمی)، متوسط (سازند بختیاری، سازند فهلیان داریان، سازند سورمه، سازند پابده)، سازند متوسط تا ضعیف (سازند گچساران، سازند آسماری)، سازند بسیار ضعیف (سازند پابده، سازند گوربی، سازند کواترنری). در بسیاری از زمین‌لغزش‌ها نوع مواد درگیر یکی از عوامل اصلی در وقوع زمین‌لغزش می‌باشد و تقریباً تمامی روش‌های پهنه‌بندی این عامل را به نحوی در نظر گرفته‌اند. بررسی نتایج به دست آمده از تلفیق نقشه لیتولوژی با نقشه زمین‌لغزش منطقه نشان می‌دهد که بیشترین زمین‌لغزش در رده مقاومتی بسیار ضعیف (۴۵ درصد) رخ داده است.



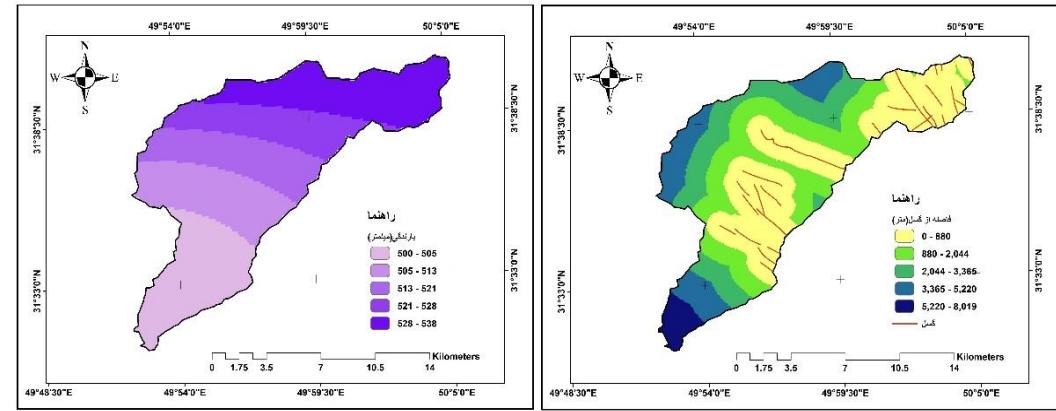
شکل ۲: نقشه شیب منطقه مورد مطالعه

شکل ۲: نقشه طبقات ارتفاعی منطقه مورد مطالعه



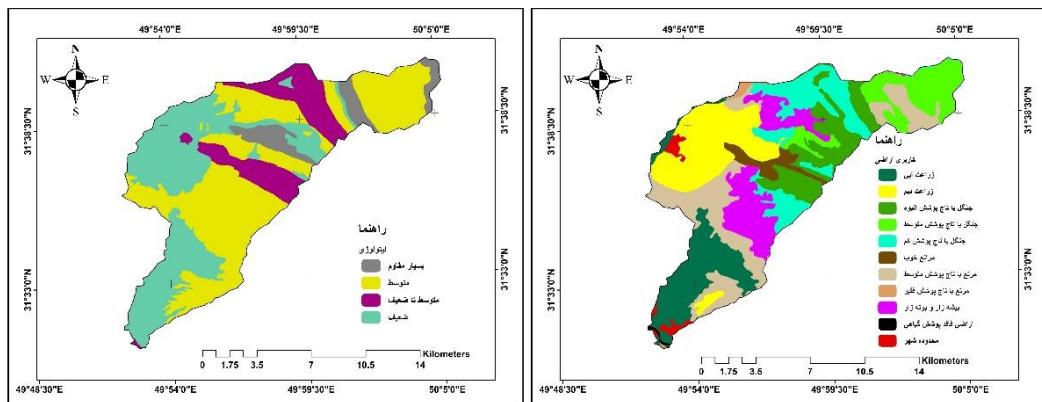
شکل ۵: نقشه فاصله از رودخانه منطقه مورد مطالعه

شکل ۴: نقشه جهت دامنه منطقه مورد مطالعه



شکل ۷: نقشه بارش منطقه مورد مطالعه

شکل ۶: نقشه فاصله از گسل منطقه مورد مطالعه



شکل ۹: نقشه کاربری اراضی منطقه مورد مطالعه

شکل ۸: نقشه کاربری اراضی منطقه مورد مطالعه

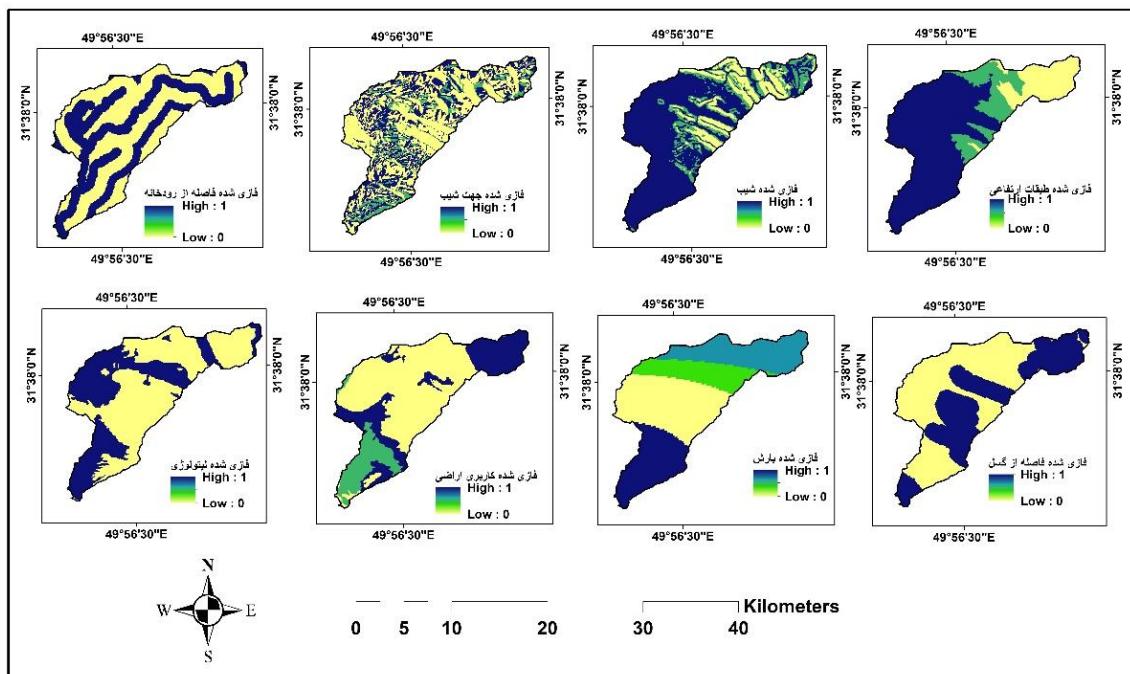
نقشه پهنه‌بندی

به منظور پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از مدل فازی در محیط GIS نقشه‌های عوامل مختلف به نقشه‌های فازی تبدیل گردید (شکل ۱۰). برای تعديل حساسیت خیلی بالای عملگر ضرب فازی و حساسیت خیلی کم عملگر جمع فازی، عملگر دیگری به نام گامای فازی معرفی شده است که حد فاصل ضرب و جمع جبری فازی می‌باشد. عملگر فازی گاما، حالت کلی عملگرهای ضرب و جمع است و می‌توان با انتخاب صحیح مقدار گاما، پارامترهای کاهشی و افزایشی را همزمان تلفیق نمود، به مقادیری در خروجی دست یافت که حاصل سازگاری قابل انعطاف میان گرایشات افزایشی و کاهشی دو عملگر ضرب و جمع فازی باشد. این عملگر بر حسب حاصل ضرب جبری فازی و حاصل جمع جبری فازی بر اساس رابطه (۴) تعریف می‌شود.

$$\mu_{\text{combination}} = (\text{Fuzzy Algebraic Sum} * \text{Fuzzy Algebraic Product})^{1-y} \quad (4)$$

که در آن $\mu_{\text{combination}}$ لایه حاصل از گامای فازی و y پارامتر تعیین شده در محدوده صفر و یک است. وقتی y برابر با ۱ باشد ترکیبی که اعمال می‌شود همان جمع جبری فازی و زمانی که y برابر صفر باشد ترکیب، برابر ضرب جبری فازی است. انتخاب صحیح y مقادیری در خروجی ایجاد می‌کند که با اثر افزایشی جمع جبری و اثر کاهشی ضرب جبری فازی سازگاری دارد.

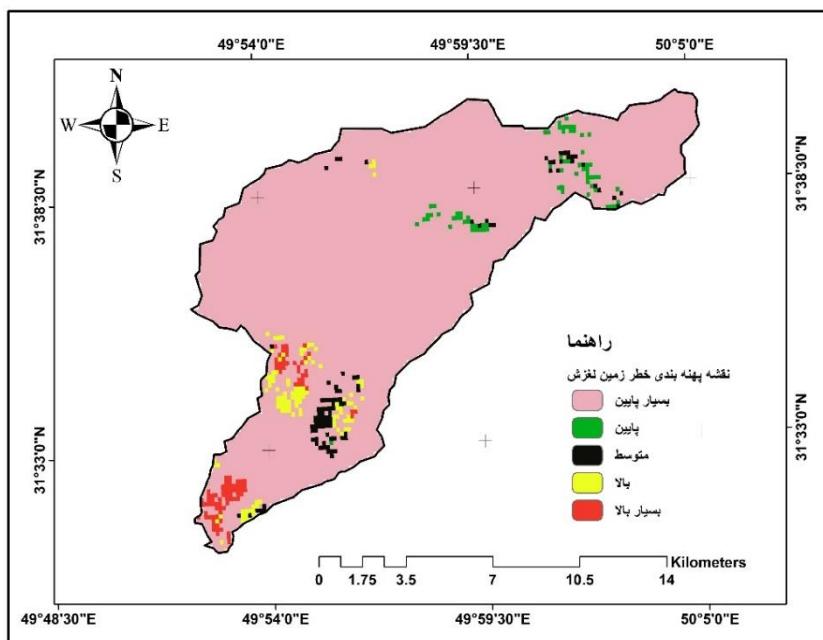
نتیجه حاصله از انجام پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش عموماً به صورت نقشه‌هایی است که رده‌های مختلف خطر را در منطقه نشان می‌دهد. در نهایت منطقه مورد مطالعه از نظر حساسیت به فرآیندهای دامنه‌ای به ۵ کلاس بسیار بالا، بالا، متوسط، پایین و بسیار پایین تقسیم شده است. در این پژوهش نقشه‌های خطر زمین‌لغزش با اپراتور گامای فازی با مقادیر $0/7$ ، $0/8$ ، $0/9$ ، $0/0$ ، $0/0$ ، محاسبه شده است، در نهایت باید از میان گاماهای مختلف بهترین گاما را جهت ارزیابی نقشه پهنه‌بندی زمین‌لغزش انتخاب نمود. با توجه به نتایج بدست آمده از ارزیابی این نقشه‌ها که با استفاده از روش شاخص جمع کیفی زمین‌لغزش انجام شد (جدول ۱)، نقشه خطر با گامای $0/0$ که دارای بالاتری میزان شاخص جمع کیفی ($14/82$) است، بیشترین دقت و صحت را در منطقه مورد مطالعه دارد (شکل ۱۱).



شکل ۱۰: نقشه فازی مربوط به معیارهای مورد استفاده در پژوهش

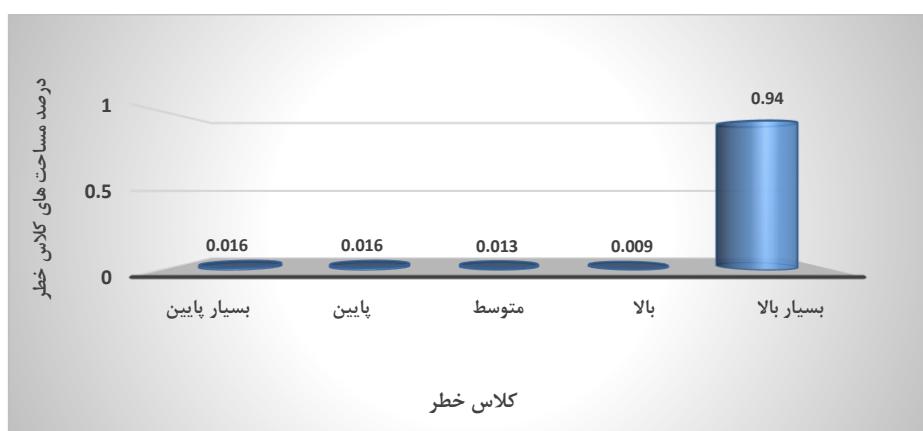
جدول ۱: ارزیابی مجموع کیفیت (Qs) روش‌های بهمنه‌بندی خطر زمین‌لغزش

مدل بهمنه‌بندی	کلاس خطر	مساحت پهنه به کیلومتر مربع (Ai)	سطح لغزش در هر کلاس (Si)	نسبت تراکمی (Dr)	درصد مساحت (S)	Qs در هر ردی
۰/۷ گامای	بسیار	۲/۳۷	۴۵	۲۹/۴۳	۰/۰۱۵	۱۲/۱۲
	بالا	۲/۳۰	۰	۰	۰/۰۱۴	۰/۰۱۴
	متوسط	۲/۳۸	۰	۰	۰/۰۱۵	۰/۰۱۵
	پایین	۱/۸۳	۱۷	۱۴/۴۰	۰/۰۱۱	۱/۹۷
	بسیار	۱۴۶/۱۰	۳۸	۰/۴۰	۰/۹۴	۰/۳۳
	جمع	۱۵۵/۰۱	۱۰۰			۱۴/۴۴۹
	بسیار	۲/۴۱	۴۵	۲۸/۹۴	۰/۰۱۵	۱۱/۷۰
۰/۸ گامای	بالا	۲/۵۴	۰	۰	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶
	متوسط	۲/۰۹	۰	۰	۰/۰۱۳	۰/۰۱۳
	پایین	۱/۷۰	۱۷	۱۵/۵۰	۰/۰۱۰	۲/۱۰
	بسیار	۱۴۶/۲۵	۳۸	۰/۴۰	۰/۹۴	۰/۳۳
	جمع	۱۵۵/۰۱	۱۰۰			۱۴/۱۵۹
	بسیار	۲/۵۲	۰	۰	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶
	بالا	۲/۵۷	۰	۰	۰/۰۱۶	۰/۰۱۶
۰/۹ گامای	متوسط	۲/۱۴	۴۵	۳۲/۶۰	۰/۰۱۳	۱۲/۹۸
	پایین	۱/۰۴	۱۴	۱۴/۰۹	۰/۰۰۹	۱/۵۴
	بسیار	۱۴۶/۲۳	۳۸	۰/۴۰	۰/۹۴	۰/۳۳
	جمع	۱۵۵/۰۲	۱۰۰			۱۴/۸۸۲



شکل ۱۱: نقشه پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در حوضه‌آبریز رودخانه آبگال

پس از انجام پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش درصد پهنه‌های لغزشی در هر کلاس محاسبه شد. نتیجه نشان داد که در محدوده مورد مطالعه، مناطقی که با خطر بسیار بالا پهنه‌بندی شده‌اند ۰/۰۱۶ از میزان مساحت منطقه را به خود اختصاص داده‌اند و ۹۴ درصد از مساحت منطقه دارای استعداد بسیار پایینی جهت وقوع زمین‌لغزش می‌باشد، شکل (۱۲) نمودار مساحت تحت اشغال کلاس‌های خطر را در منطقه نشان می‌دهد.



شکل ۱۲: نمودار مساحت تحت اشغال کلاس‌های خطر در گام‌های فازی (۹/۰)

نتیجه‌گیری

در این پژوهش به شناسایی عوامل مؤثر در وقوع زمین‌لغزش با استفاده از مدل فازی و ارزیابی مقایسه‌ای روش آماری در تهیه نقشه پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در حوضه‌آبریز آبگال پرداخته شده است. پهنه‌بندی با استفاده از عملگر گام‌ای ۰/۷، ۰/۸، ۰/۹، ۰/۰ فازی صورت گرفت. برای انتخاب مناسب‌ترین پهنه‌بندی از روش جمع کیفی (Qs) استفاده شد که در نهایت گام‌ای ۰/۹ فازی با بالاترین میزان Qs (۱۴/۸۲) برای حوضه مطلوب تشخیص داده شد و از دقت و مطلوبیت بیشتری در مقایسه با عملگر ۰/۸ و ۰/۷ فازی در جهت پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش برخوردار است. نقشه پهنه‌بندی آن در

۵ کلاس خطر بسیار بالا، متوسط، پایین و بسیار پایین به عنوان نتیجه پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در منطقه مورد مطالعه انتخاب شد (شکل ۱۱) و ۰/۰۱۶ درصد از منطقه مورد مطالعه در پهنه خطر بسیار بالا قرار گرفته است. نتایج پژوهش با نتایج حاصل از تحقیقات مرادی و همکاران (۱۳۸۹)، سوری (۱۳۹۲) مطابقت دارد.

انطباق نقشه طبقات ارتفاعی با لایه زمین‌لغزش نشان داد که بیشترین زمین‌لغزش‌ها در ارتفاعات پایین (۱۰۰۰-۶۴۷ متر) ۴۵ درصد از مساحت منطقه را به خود اختصاص داده است. چنانچه در ارتفاعات بالا فراوانی زمین‌لغزش کمتر گردد، نشان‌دهنده آن است که در منطقه عوامل دیگری همچون لیتولوژی مقاوم به لغزش می‌باشد. نتایج عامل شیب نشان می‌دهد که کلاس شیب ۰-۱۴ درجه تأثیر بیشتری نسبت به کلاس‌های دیگر شیب در موقع فرآیندهای دامنه‌ای داشته است که ۴۵ درصد از زمین‌لغزش‌ها در این مساحت به موقع پیوسته است. بررسی عامل جهت شیب نشان داده که شیب جنوب ۳۲ درصد بیشترین تراکم زمین‌لغزش را به خود اختصاص داده است. با افزایش فاصله از رودخانه میزان فرآیندهای دامنه‌ای کاهش می‌یابد. علت فرآیندهای دامنه‌ای پای دامنه‌ها و ناپایدار کردن آن‌ها شود. همچنین جریان رودخانه و شعبات آن می‌تواند باعث شستشوی خاک‌های پای دامنه‌ها و ناپایدار کردن آن‌ها شود. بررسی عامل فاصله از رودخانه نشان داد که در فاصله ۴۴۱-۰ متری بیشترین زمین‌لغزش‌ها (۹۲ درصد) به موقع پیوسته است. بررسی ارتباط فاصله از گسل نشان داد که هر چه فاصله از گسل‌ها بیشتر می‌شود از میزان فرآیندهای دامنه‌ای کاسته می‌شود، به طوری که تا فاصله ۸۰۱۹-۰ متری از گسل‌ها، بیشترین میزان زمین‌لغزش (۴۵ درصد) مشاهده می‌گردد. یکی دیگر از عوامل مؤثر در موقع زمین‌لغزش بارش است. متوسط بارندگی سالیانه حوضه مورد مطالعه طبق اطلاعات ایستگاه‌های هواشناسی ۵۱۰ میلیمتر است اما انطباق لایه زمین‌لغزش با نقشه بارندگی نشان داد که بیشترین زمین‌لغزش‌ها در محدوده بارشی ۵۰۰-۵۰۵ میلیمتری به موقع پیوسته است (۴۵ درصد). بررسی نقشه کاربری اراضی نشان داد که زمین‌لغزش در این اراضی که به صورت مرتع با تاج پوشش متوسط هستند بیشترین زمین‌لغزش رخ داده است که دلیل آن را می‌توان به وسعت بالای این نوع کاربری (۱۷/۲۴ درصد) در منطقه مورد مطالعه نسبت داد و ۲۹ درصد از زمین‌لغزش‌های به موقع پیوسته را به خود اختصاص داده است. اراضی مرتعی به دلیل نقش انسان در تخریب پوشش‌گیاهی و استفاده نادرست در معرض زمین‌لغزش قرار دارد. انطباق نقشه لیتولوژی با زمین‌لغزش‌های منطقه نشان می‌دهد که بیشترین زمین‌لغزش‌های رخداده در سازندهای بسیار ضعیف (۴۵) بواقع پیوسته است.

منابع

- پیروان، ح؛ شریعت جعفری، م، ۱۳۹۲، ارائه روشی جامع برای تعیین فرسایش‌پذیری واحدهای سنگ‌شناسی با نگرشی بر زمین‌شناسی ایران، نشریه علمی - پژوهشی مهندسی و مدیریت آبخیز، جلد ۵، شماره ۳، صص ۲۱۳-۱۹۹.
- حجازی، س ۱؛ نجفوند، س، ۱۳۹۹، پتانسیل سنجی مناطق مستعد وقوع زمین‌لغزش در شهرستان پاوه با استفاده از روش منطق Fuzzy، جغرافیا و روابط انسانی، دوره ۲۵، شماره ۴، صص ۳۸۵-۳۷۶.
- حسین آبادی، م؛ موسوی، س م؛ ناظمی، م، ۱۳۹۸، پهنه‌بندی خطر زمین‌لرزه و زمین‌لغزش به روش منطق فازی در رشتۀ کوه باقران (جنوب بیرجند)، فصلنامه جغرافیا و توسعه، دوره ۱۷، شماره ۵۵، صص ۱۷۴-۱۵۳.
- روستائی، ش؛ حجازی، س ۱؛ رجبی، م؛ جلالی، ن؛ نجفی ایگدیر، ا، ۱۳۹۷، کاربرد منطق فازی در پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش در حوضه‌آبخیز نازل‌وچای، پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، دوره ۶، شماره ۴، پیاپی ۲۴، صص ۱۱۹-۱۰۳.
- سازمان زمین‌شناسی، ۱۹۶۶، شرح نقشه‌های زمین‌شناسی چهارگوش هفت گل، دهلر، آسماری.
- سوری، س؛ بهاروند، س؛ فرهادی‌نژاد، ط، ۱۳۹۲، پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از منطق فازی (مطالعه موردي: حوزه چم‌سنگر)، نشریه سنجش از دور و سامانه اطلاعات جغرافیایی در منابع طبیعی، دوره ۴، شماره ۴، شماره پیاپی ۱۳، صص ۴۷-۶۰.
- طاهری، س م، ۱۳۸۱، آشنایی با نظریه مجموعه‌های فازی، انتشارات جهاد دانشگاه فردوسی مشهد، چاپ دوم.

- عابدینی، م؛ فتحی، م ح، ۱۳۹۳، پهنه‌بندی حساسیت خطر وقوع زمین‌لغزش در حوضه آبخیز خلخال چای با استفاده از مدل‌های چند معیاره، پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، شماره ۴، پیاپی ۸، صص ۷۱-۸۵.
- عرب عامری، ع؛ حلیبان، اح، ۱۳۹۴، پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از مدل آماری دو متغیره وزنی AHP و سیستم اطلاعات جغرافیایی حوضه زرند، فصلنامه جغرافیایی طبیعی، دوره ۸، شماره ۲۸، صص ۶۵-۸۶.
- فرجی، ح؛ آذر، ع، ۱۳۹۵، علم مدیریت فازی، ناشر کتاب مهریان، چاپ پنجم.
- مرادی، ح. م؛ پورفاسمی، ح. م؛ محمدی، م؛ مهدوی‌فر، ر، ۱۳۸۹، پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از اپراتور فازی گاما (مطالعه موردی: حوضه آبخیز هراز)، علوم محیطی، دوره ۷، شماره ۴، صص ۱۴۲-۱۲۹.
- نوجوان، م ر؛ شاه زیدی، س س؛ داوودی، م؛ امین الرعایی، ه، ۱۳۹۸، پهنه‌بندی خطر زمین‌لغزش با استفاده از تلفیق دو مدل فرآیند تحلیل سلسله مراتبی و فازی (مطالعه موردی: حوضه آبخیز کمه، استان اصفهان)، پژوهش‌های ژئومورفولوژی کمی، سال هفتم، شماره ۴ (پیاپی ۲۸)، صص ۱۵۹-۱۴۲.
- وانگ، ل، ۱۳۹۵، سیستم‌های فازی و کنترل فازی، ترجمه داریوش افیونی، نیما صفارپور، محمد تشنه‌لب، دانشگاه خواجه نصیرالدین طوسی، چاپ اول.
- Aksoy, B., & Ercanoglu, M.(2012). Landslide identification and classification by object-based image analysis and fuzzy logic: An example from the Azdavay region (Kastamonu, Turkey), *Computers & Geosciences*, Vol 38, Issue 1, pp : 87-97.
- Champati-ray, P.K., Dimri, S., Lakhera, R.C., & Sati, S.(2007). Fuzzy-based method for landslide hazard assessment in active seismic zone of Himalaya, *Landslides*, Vol. 4, Issue 2, pp:101 - 111.
- Dhianaufal, D., Kristyanto ,T. H. W., Indra, T. L., & Syahputra, R.(2018). Fuzzy Logic Method for Landslide Susceptibility Mapping in Volcanic Sediment Area in Western Bogor, *Proceedings of the 3rd International Symposium on Current Progress in Mathematics and Sciences 2017 (ISCPMS2017)AIP Conf.*
- Gee,M.D.(1991).Classification of landslide hazard zonation methodes and 3. .a test of predictive capability ,*Landslide*,Bell(ed), Balkema,Rotterdam.
- Guzzetti, F., Cardinali, M., Relchenbach, P., & Carrara, A. (2000). Comparing Landslide Map: A Case Study in The Upper Tiber River Basin- Central Italy, *Environmental Management*, 25, pp: 247- 263.
- Lee S.(2004). Application of Likelihood Ratio and Logistic Regression Models to Landslide Susceptibility Mapping Using GIS, *The Journal of Environmental Management*, 34(66), pp:223-232.
- Leonardia, G., Palamaraa, Rocco., & Cirianni, F(2016). Landslide Susceptibility Mapping Using a Fuzzy Approach, *Procedia Engineering* ,161, pp: 380 – 387.
- Marzbani, M., Shirzadi, H.,& Fathi, M.(2016). Landslide hazard zoning using information value model in geographic information system (GIS) case study (Dareh Shahr watershed-Simakan), *The First International Conference on Natural Hazards and Environmental Crises. Strategies and Challenges. (In Persian)*.
- Mosafaee, J., Onegh, M., & Shariat Jaffar, IM. (2009). Comparison of the efficiency of the experimental and statistical method of landslide ranger zoning (Case study of Alamoot Roud Watershed), *Journal of Water and Soil Conservation Studies*, 6(4), pp: 43–61.
- Sabuya, F., Alves, M. G., & Pinto, W. D .(2006). Assessment of failure susceptibility of soil slopes sing fuzzy logic, *Engineering Geology*, Volume 86, Issue 4 , pp: 211-224.
- Zhu, A. X., Wang, R., Qiao, J., Qin, C. Z., Chen, Y., Liu, J., Du, F., Lin, y., & Zhu, T.(2014). An expertknowledge-based approach to landslide susceptibility mapping using GIS and fuzzy logic, *Geomorphology*, 7,pp: 128-138.