

## پهنه‌بندی سیلاب حوضه آبخیز آجرلو چای با استفاده از روش L-THIA و منطق فازی

فریبا اسفندیاری دارآباد\* - استاد ژئومورفولوژی گروه جغرافیای طبیعی، دانشگاه محقق اردبیلی.  
مسعود رحیمی - دانش آموخته دکترای ژئومورفولوژی، دانشگاه تبریز.  
غلامرضا پور مرتضی - کارشناسی ارشد ژئومورفولوژی، دانشگاه محقق اردبیلی.

پذیرش مقاله: ۱۳۹۷/۱۱/۱۷ تائید نهایی: ۱۳۹۸/۰۵/۲۴

### چکیده

امروزه سیل یکی از رایج‌ترین و پرهزینه‌ترین بلایای طبیعی جهان است که خسارات و تلفات انسانی و مادی زیادی را بر جوامع انسانی وارد می‌سازد. برای پیشگیری و کاهش اثرات سیل، اجتناب از قرار گرفتن در معرض این مخاطرات از اهمیت زیادی برخوردار می‌باشد. پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی یکی از روش‌هایی است که جهت کاهش خطرات ناشی از سیل می‌توان اتخاذ نمود. در این پژوهش با استفاده از روش L-THIA و مدل منطق فازی اقدام به پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی در حوضه آجرلو چای شده است. جهت انجام این کار از نه فاکتور طبیعی (ارتفاع، اقلیم، واحد اراضی، شبیب، لیتولوزی، تراکم زهکشی، گروه‌های هیدرولوژیکی خاک، رواناب و کاربری زمین) استفاده شده است. نتایج بدست آمده از پهنه‌بندی سیل‌خیزی در منطقه نشان می‌دهد که بیشتر مساحت حوضه (حدود ۶۵/۶ درصد) دارای پتانسیل سیل‌خیزی کم، خیلی کم و متوسط قرار دارد. این مناطق بیشتر در بخش‌های غربی و پست حوضه قرار گرفته‌اند. بیشتر مناطق سیل‌خیز حوضه در نیمه شرقی و شمال شرقی حوضه قرار گرفته است. در این مناطق زمین‌ها از نظر تراکم شبکه زهکشی در کلاس بالاتری قرار دارند که خود عاملی برای سیل‌خیز بودن حوضه می‌باشد. درصد زمین‌های سیل‌خیز حوضه در دو کلاس پتانسیل زیاد و خیلی زیاد در حدود ۳۴/۴ درصد از کل مساحت حوضه می‌باشد.

واژگان کلیدی: پهنه‌بندی سیلاب، مدل L-THIA، مخاطرات سیلابی، منطق فازی، حوضه آبریز آجرلو چای.

## مقدمه

سیلاب از جمله بلایای طبیعی شناخته شده می‌باشد که طبق گزارش جهانی برنامه عمران سازمان ملل در مورد خطر بلایای طبیعی، سیلاب همراه با زلزله و خشکسالی بالاترین رتبه را از لحاظ خسارت مالی و جانی به همراه دارد (بهشتی و دیگران، ۱۳۸۸: ۲۷). عوامل زیادی در وقوع سیلاب دخیل می‌باشند. به طور کلی عوامل اقلیمی، عوامل حوضه‌ای و عوامل انسانی در ایجاد سیل نقش دارند. از عوامل اقلیمی می‌توان به خشک بودن منطقه، بارش رگباری با شدت زیاد و تداوم نسبتاً کوتاه اشاره کرد (کاله، ۳۳: ۲۰۰۲). از مهم‌ترین عوامل حوضه‌ای می‌توان به وضعیت زمین‌شناسی، پوشش گیاهی، مساحت حوضه، شکل و فرم حوضه، شبیب حوضه و نقطه تمرکز اشاره کرد (استرومبرج<sup>۱</sup>، ۱۹۹۹: ۱۱۸). فعالیت بشر احتمال وقوع سیل را افزایش می‌دهد که از آن جمله می‌توان به ساختمان‌سازی در دشت سیلابی اشاره کرد. شهرسازی و حذف گیاهان، باعث کاهش مقدار آب نفوذی و افزایش آب سطحی می‌گردد (وطن‌فدا، ۱۳۸۱: ۲۳). راه‌های زیادی به جهت مبارزه با مخاطرات و بهویژه سیل وجود دارد؛ پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی در یک حوضه از جمله اقدامات مفید و سودمندی است که می‌تواند جهت بهبود اقدامات مدیریتی و آبخیزداری حوضه‌های سیل خیز کمک نماید. در این تحقیق بر اساس پارامترهایی نظری (شبی، کاربری اراضی، ارتفاع، اقلیم، رواناب، تراکم زهکشی، واحد اراضی، لیتلولوژی و گروه‌های هیدرولوژیکی خاک) پهنه‌هایی با قابلیت تولید رواناب بالا و سیل خیز حوضه رودخانه آجرلوچای تعیین می‌گردد. در این پژوهش با استفاده از مدل L-THIA<sup>۲</sup> و منطق فازی، پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی حوضه آجرلوچای انجام می‌گیرد. محققین خارجی متعددی در مورد پهنه‌بندی سیلاب تحقیقاتی انجام داده‌اند که به برخی از این مطالعات اشاره می‌گردد: یانگ و تسای<sup>۳</sup> (۲۰۰۰) سیستمی را برای شبیه‌سازی پهنه‌ی سیلابی، محاسبات خسارات سیل و نشان دادن خصوصیات سیل در کشور تایوان طراحی کردند و از این طریق توانستند میزان خسارات زیاد سیل را کاهش دهند. ریکو و همکاران<sup>۴</sup> (۲۰۰۱) به ارزیابی رواناب بارندگی در سیلاب‌های کوهستانی پرداخته و به بررسی مقایسه‌ای هیدرولوژی قدیمی و کیفیت تخمین سیلاب در پیرنس در مرکز اسپانیا پرداخته و بر اساس هیدروگراف‌های واحد، عکس‌های هوایی، نقشه‌های تاریخی، بازدید منطقه‌ای، اطلاعات مردم محلی و تغییرات کانال جریان به محاسبه مقدار دبی پرداخته‌اند. هوریت و بتیز<sup>۵</sup> (۲۰۰۲) در بازه‌ای به طول ۶ کیلومتر از رودخانه‌ی سورن واقع در مرکز انگلستان با استفاده از روش CN و مدل SCS و تصاویر ماهواره‌ای اقدام به تعیین سطح تراز آب و پیش‌بینی نواحی سیل گیر حاشیه رودخانه نمودند. ونگ و همکاران<sup>۶</sup> (۲۰۰۵) مدل ارزیابی اثرات آب‌شناختی بلندمدت L-THIA را به کاربرده و تعییرات رواناب و بار آلوگی در کلان‌شهر لوویزیانا کشور آمریکا را بررسی کردند و نتیجه گرفتند که تعییر کاربری اراضی موجب عمیق شدن رواناب و افزایش حجم رواناب گردیده است. چن<sup>۷</sup> و همکاران (۲۰۱۱) با روش تحلیل خوش‌های فازی و شاخص‌های مساحت تحت تأثیر قرارگرفته، تعداد تلفات جانی، خانه‌های ویران شده و میزان خسارت اقتصادی مستقیم را در پهنه‌بندی خطر سیلاب در ۳۰ استان کشور چین به کاربردند و به این نتیجه رسیدند که استفاده از روش فازی، روشی مناسب برای طبقه‌بندی خطر سیلاب می‌باشد. در ایران نیز محققین و هیدرولوژیست‌های زیادی در مورد پهنه‌بندی سیلاب مطالعات گسترده‌ای انجام داده‌اند که نمونه‌هایی از این مطالعات عبارت‌اند از: پوررضا و همکاران (۱۳۸۶) با استفاده از مدل هیدرولوژیکی HEC-Geo-HMS به برآورد و پهنه‌بندی سیلاب در قسمتی از رودخانه‌ی قره‌آغاچ در استان فارس

<sup>1</sup> Estromberg

<sup>2</sup> Yang & Tsai

<sup>3</sup> Rico et al

<sup>4</sup> Horritt MS, Bates PD

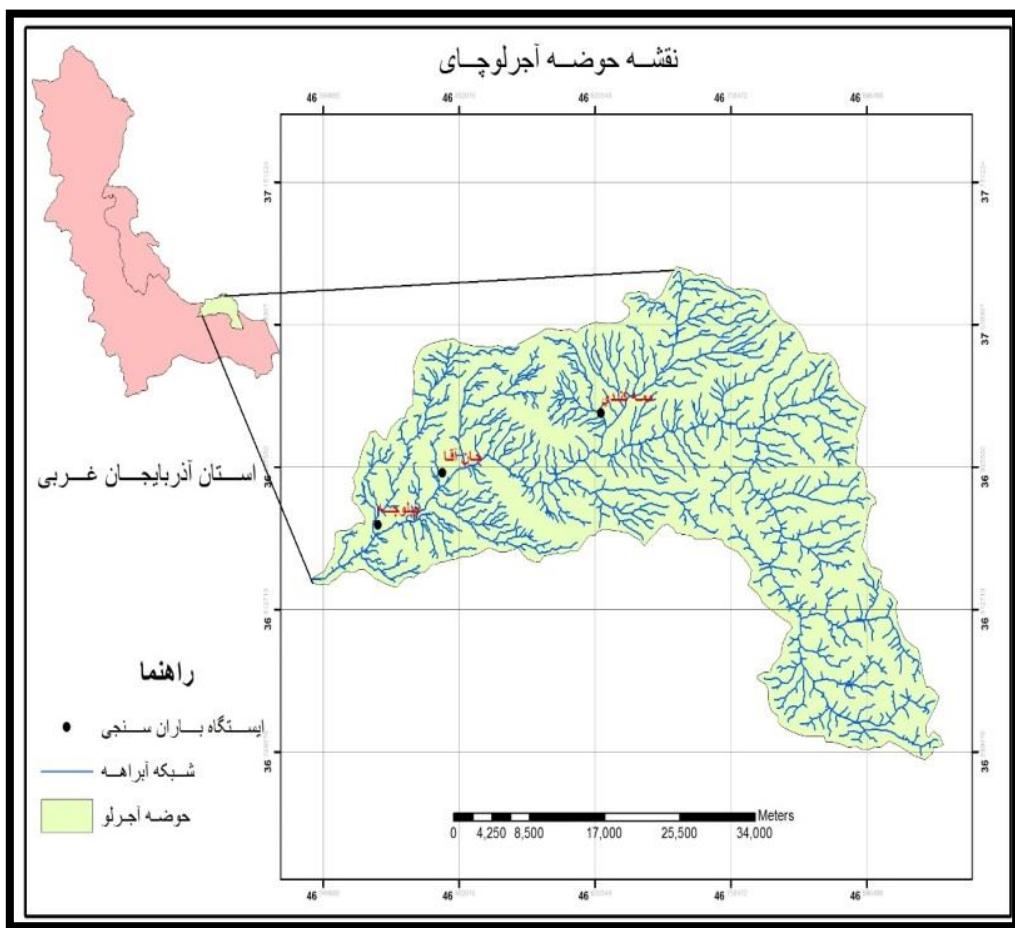
<sup>5</sup> Wang et al

<sup>6</sup> Chen

پرداختند و منطقه را به ۴ دسته‌ی سیل خیزی با خطر بسیار زیاد ۲۵ درصد، با خطر زیاد ۱۵ درصد، با خطر متوسط ۴۵ درصد و کم خطر ۱۵ درصد تقسیم‌بندی کردند. شعبانلو و همکاران (۱۳۸۷) به پهنه‌بندی سیلاب در شبکه‌ی رودخانه‌های استان گلستان با استفاده از روش CN در GIS پرداختند. در این تحقیق آن‌ها از روی آمار بارش و مدل CN، پهنه‌بندی سیلاب برای رودخانه‌های منطقه‌ی موردمطالعه انجام داده و مناطق مورد تهدید سیل را مشخص کردند. آق‌علیخانی (۱۳۸۸)، با استفاده از مدل منطق فازی پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی و سیل‌گیری را برای حوضه فرخزاد تهران انجام داد و نتیجه گرفت که پهنه‌های با خطر بسیار زیاد در بالادست حوضه واقع گردیده‌اند، این سطوح اغلب ستیغ‌ها و خط‌الرأس‌ها با دامنه‌های محدب و شیب بالای ۴۰ درصد را تشکیل می‌دهند. عالی طلاقانی و همکاران (۱۳۹۰) با استفاده از مؤلفه‌های ژئومورفولوژی موثر در تولید رواناب، پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی برای حوضه دینور را انجام دادند و به این نتیجه رسیدند که ۳۵ درصد حوضه استعداد بالا و خیلی بالا، ۵۰ درصد استعداد متوسط و ۱۵ درصد استعداد کم و خیلی کم برای سیل خیزی دارند. یمانی و همکاران (۱۳۹۱) با استفاده از مدل HEC-RAS و الحاقیه HEC-Geo-RAS طی عملیات میدانی، اطلاعات و آمار جمع‌آوری شده را در نرم‌افزار مورد تحلیل قرارداده و نتایج تحلیل را به محیط GIS برده و نقشه پهنه‌بندی سیلاب را به دست آوردند. نتایج آن‌ها نشان داد که از کل مساحت حوضه بالادست سد طلاقان، حدود ۸۸/۱۶ درصد مستعد سیل‌گیری توسط سیل‌هایی با دوره بازگشت ۲۵ سال و کمتر از آن است. ثروتی و همکاران (۱۳۹۲) با استفاده از مدل CN و SCS حوضه آبخیز سراب دره شهر را از لحاظ پتانسیل سیل خیزی به چهار منطقه تقسیم کردند که بر اساس آن ۹/۱ کیلومترمربع دارای سیل خیزی بسیار بالا، ۷/۸ کیلومترمربع دارای سیل خیزی نسبتاً بالا، ۱۳ کیلومترمربع دارای سیل خیزی متوسط و ۶/۶ کیلومترمربع دارای سیل خیزی ضعیف می‌باشد. قتواتی (۱۳۹۲) با استفاده از منطق فازی به پهنه‌بندی خطر سیلاب شهر کرج پرداخته و به این نتیجه رسیده است که خطر سیل خیزی با شدت بسیار زیاد در بخش‌های شمالی، شمال شرقی و شرق منطقه موردمطالعه قرار دارد.

### منطقه موردمطالعه

رودخانه آجرلوچای در جنوب شرقی استان آذربایجان غربی به طول ۶۵ کیلومتر جریان دارد و یکی از زیرشاخه‌های اصلی رودخانه زرینه‌رود از حوضه‌های آبریز دریاچه ارومیه می‌باشد. رودخانه آجرلو چای در ۲۰ کیلومتری شهر میاندوآب در مقابل روستای کانی گوزله به زرینه‌رود می‌ریزد. بیشتر حوضه آجرلو چای در ارتفاعات واقع شده و توپوگرافی کوهستانی و خشنی دارد. آجرلوچای در عرض جغرافیایی "۴۱° ۳۳' ۳۶" تا "۴۱° ۳۷' ۰" شمالي و در طول جغرافیایي "۱۹° ۵۹' ۴۶" تا "۱۹° ۵۸' ۲۹" شرقی واقع گردیده است. وسعت محدوده موردمطالعه ۱۰۹۸ کیلومترمربع می‌باشد (شکل ۱). حداقل ارتفاع حوضه ۱۳۰۸ متر و حداقل ارتفاع آن ۲۹۱۲ متر است. میانگین بارش سالانه حوضه ۴۳۲ میلی‌متر و میانگین دمای سالانه حوضه ۹/۵ درجه می‌باشد.



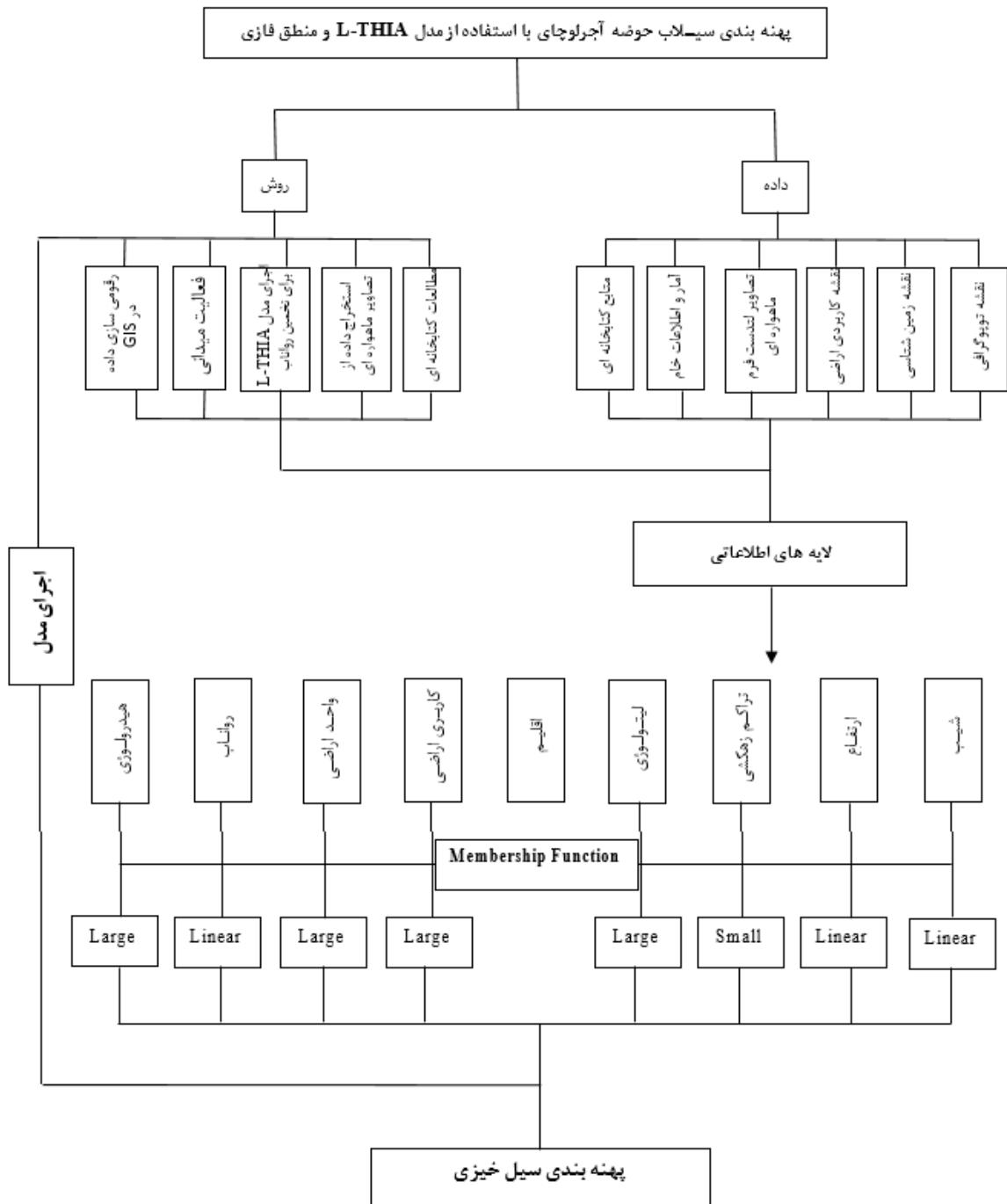
شکل ۱۰. موقعیت جغرافیایی حوضه آبریز آجرلو چای

اقليم یکی از مهم‌ترین ساختارهای محبیطی را تشکیل می‌دهد که بر روی پدیده‌ها، فرایندها و تحولات ژئومورفولوژیکی تأثیرگذار می‌باشد (آقا علیخانی ۱۳۸۸: ۴۲). نوع آب‌وهای منطقه با توجه به اقلیم نمای آبرژه و دمارتون، نیمه‌خشک سرد می‌باشد. حوضه بزرگ آجرلوچای به عنوان زیر حوضه‌ای از زرینه‌رود، در سه واحد از دوازده واحد بزرگ شکل زمین ساختی (مورفتکتونیکی<sup>۱</sup>) ایران قرار گرفته است که شامل بخش جنوب غربی واحد البرز - آذربایجان و بخش شمالی واحد سنتنج - سیرجان و بخش شرقی واحد خوی - مهاباد می‌شود. این قرار گرفتن در محل اتصال سه واحد ساختمانی بر موقعیت زمین‌شناسی این حوضه نیز تأثیر زیادی داشته و سبب پیچیدگی مسائل زمین‌شناسی آن شده است. سنگ‌های این منطقه بیشتر از نوع شیل، مرمر، آهک، گرانیت، آندزیت، کوارتز و ماسه‌سنگ می‌باشد (نبوی، ۱۳۵۵: ۴۶).

#### روش‌شناسی تحقیق

با توجه به موضوع و هدف تحقیق که پهنه‌بندی سیالاب حوضه‌ی آجرلوچای می‌باشد، مطالعات مربوط به این تحقیق شامل مطالعات کتابخانه‌ای و کارهای میدانی می‌باشد. در این تحقیق برای پهنه‌بندی سیل‌خیزی حوضه آجرلو چای از لایه‌های شیب، ارتفاع، تراکم زهکشی، اقلیم، لیتلوزی، کاربری اراضی، واحد اراضی، رواناب و گروه‌های هیدرولوژیکی خاک استفاده شده است. برای تهییه داده‌ها و لایه‌ها از نقشه‌ی توپوگرافی ۱:۵۰۰۰۰، نقشه‌ی زمین‌شناسی ۱:۱۰۰۰۰، تصاویر ماهواره‌ای لندست<sup>۲</sup> و ۴ سال ۲۰۱۳، نرم‌افزار Arc GIS و الحاقی L-THIA استفاده شده است (شکل ۲).

<sup>۱</sup> Morphotectonic

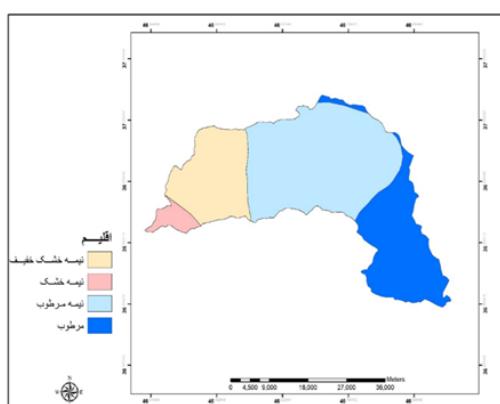


## شکل ۲. داده‌ها، روش و مراحل اجرای تحقیق

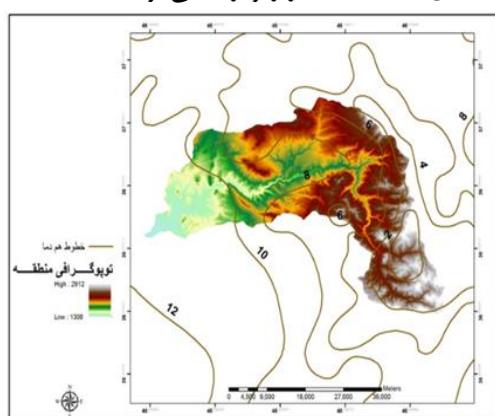
ابتدا لایه‌ی DEM حوضه، بر اساس نقشه‌ی توپوگرافی حوضه توسط نویسنده تهیه گردید، سپس با کمک این لایه، لایه‌ی شبیه و ارتفاع حوضه با استفاده از نرم‌افزار Arc GIS تهیه شد. لایه‌ی تراکم زهکشی بر مبنای لایه‌ی آبراهه‌ها استخراج گردید و لایه‌ی اقیانیم حوضه با توجه به داده‌های بارش ۳۰ ساله (۱۳۹۳ تا ۱۴۰۴) منطقه، ترسیم شد. لایه‌ی واحد اراضی منطقه، از سازمان جنگل‌ها و مرانع استان آذربایجان غربی تهیه شد. همچنین لایه‌ی سنگ‌شناسی و لیتولوژی حوضه از نقشه‌ی زمین‌شناسی منطقه استخراج گردید. در ادامه لایه‌ی رواناب حوضه از طریق داده‌های بارش ۳۰ ساله (۱۳۹۳ تا ۱۴۰۴) منطقه، نقشه‌ی کاربری اراضی، لایه‌ی

رقومی ارتفاع و لایه‌ی گروههای هیدرولوژیکی خاک نیز از طریق الحاقی Arc GIS L-THIA در نرم‌افزار Arc GIS به دست آمد. لایه هیدرولوژیکی خاک با توجه به لایه‌های واحد اراضی و خاک‌شناسی حوضه تهیه شده است. لایه کاربری اراضی حوضه نیز با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای لندست ۳ و ۴ سال ۲۰۱۳ و ۴ سال ۲۰۱۳ ENVI تهیه گردید. جهت استخراج کاربری‌های محدوده مورده مطالعه از طبقه‌بندی نظارت شده استفاده گردید. بدین منظور با استفاده از نمونه‌های تعليمی جمع‌آوری شده و تصاویر ماهواره‌ای به روش حداقل احتمال، طبقه‌بندی انجام شد.

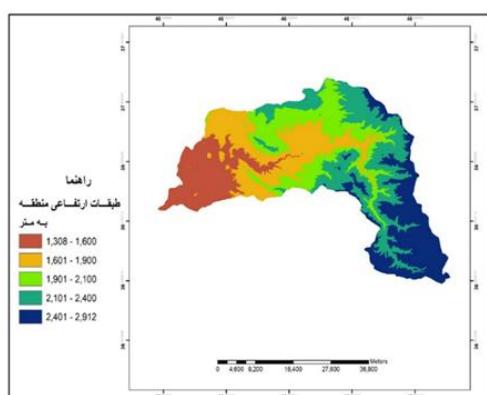
نقشه لایه‌های به دست آمده در زیر ارائه می‌گردد:



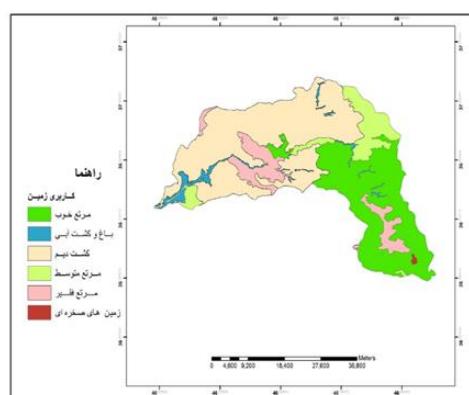
شکل ۴. نقشه اقلیم حوضه آجرلو چای



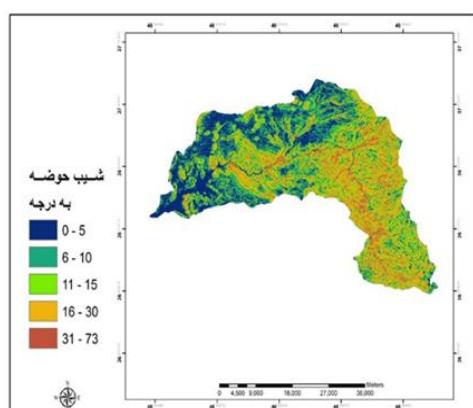
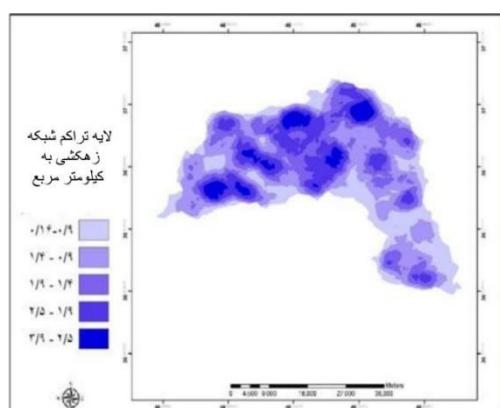
شکل ۳. نقشه توپوگرافی حوضه آجرلو چای



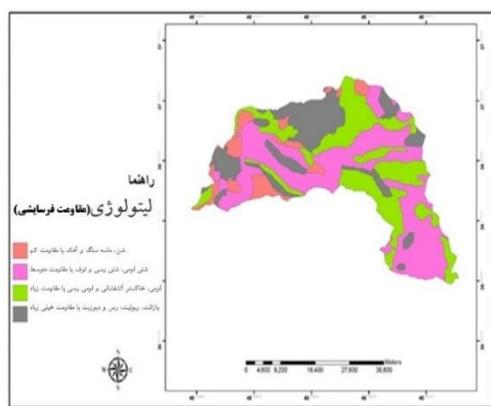
شکل ۶. نقشه توزیع ارتفاعی حوضه آجرلو چای



شکل ۵. نقشه کاربری اراضی آجرلو چای

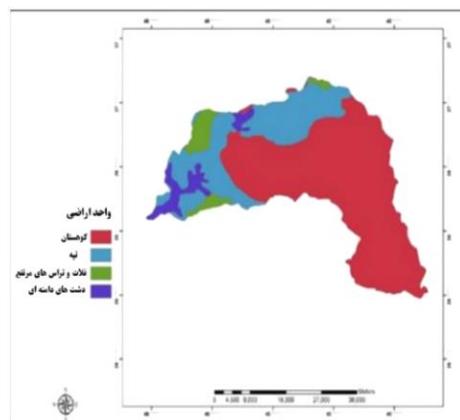


شکل ۸. نقشه تراکم شبکه زهکشی حوضه آجرلو چای

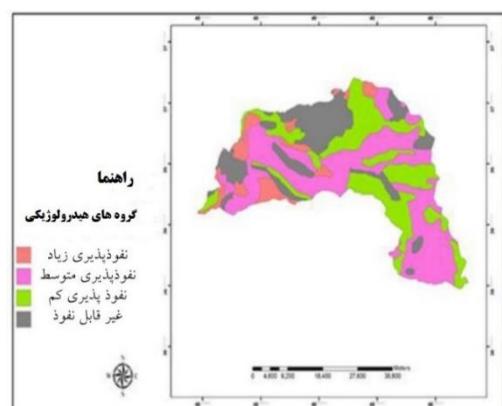


شکل ۹. نقشه لیتوژوژی حوضه آجرلو چای

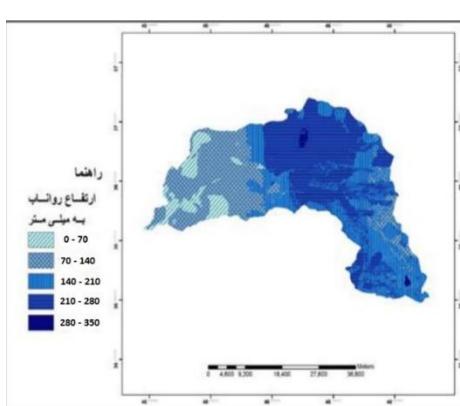
شکل ۷. نقشه شبکه حوضه آجرلو چای



شکل ۹. نقشه واحد اراضی حوضه آجرلو چای



شکل ۱۲. نقشه گروههای هیدرولوژیکی حوضه آجرلو چای



شکل ۱۱. نقشه ارتفاع رواناب حوضه آجرلو چای

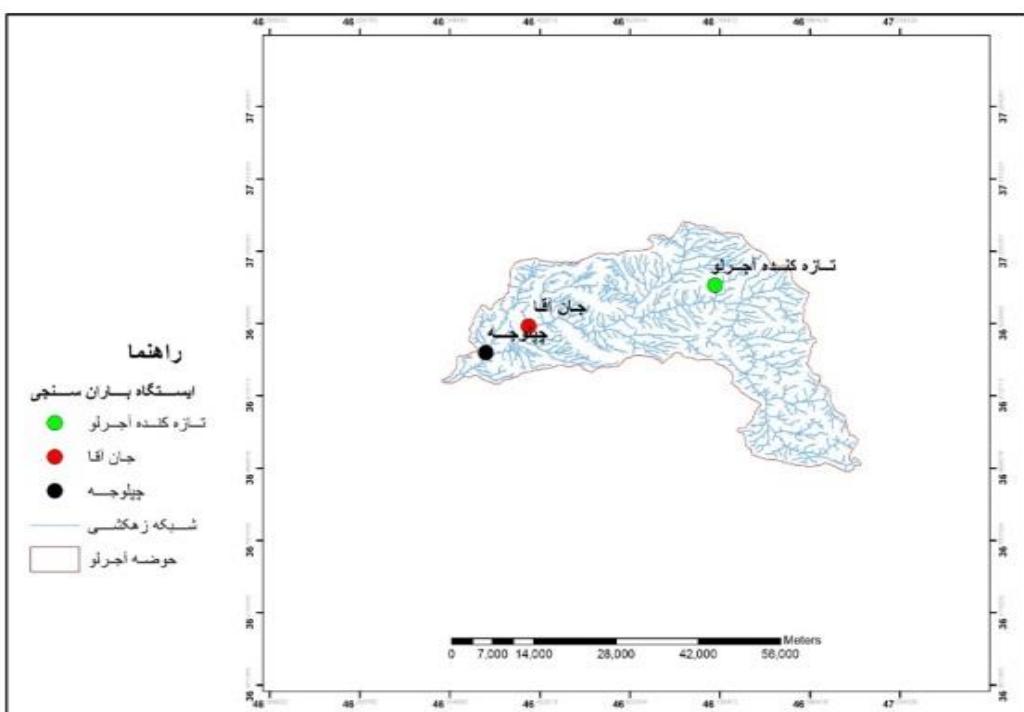
## تحلیل نتایج

### اجرای مدل L-THIA و تهییه لایه رواناب

برای اینکه بتوانیم لایه رواناب منطقه را تهییه کنیم از مدل L-THIA استفاده شده است. این مدل درواقع بر اساس معادله سازمان حفاظت خاک امریکا و روش شماره منحنی(CN) طراحی شده است. با این تفاوت که روش شماره منحنی CN برای بارش‌های ۲۴ ساعته ۳۰ ساله (۱۳۹۳ تا ۱۳۶۳) و مجزایی که در یک منطقه رخ می‌دهد، بکار می‌رود اما با استفاده از مدل L-THIA می‌توان رواناب سالانه را با توجه به تک تک بارش‌های مجازی رخداد محاسبه کرد و درنتیجه به کل رواناب سالانه رسید. الحقیقی L-THIA مجموعه‌ای از ابزارها را در نرم‌افزار Arc GIS فراهم می‌سازد که قادر است تا با وارد کردن داده‌های بارش ایستگاه‌های موردنظر، نقشه کاربری اراضی، لایه مدل رقومی ارتفاعی(DEM) و لایه گروههای هیدرولوژیکی خاک، رواناب تولیدی هر منطقه را با توجه به ویژگی که هر منطقه دارد را تهییه نماید. برای تهییه نقشه رواناب، داده‌های بارش روزانه یکی از مهم‌ترین پارامترهای موردادستفاده در این زمینه می‌باشد. برای تهییه این اطلاعات از آمار بارشی سه ایستگاه موجود در منطقه که آمار مناسبی برای استفاده در تحقیق داشتند، استفاده شد. در جدول ۱، اطلاعات هر یک از ایستگاه‌های موردادستفاده در تحقیق آورده شده است. شکل ۱۳، نقشه مربوط به موقعیت هر یک از ایستگاه‌ها را در حوضه موردمطالعه نشان می‌دهد.

جدول ۱: اطلاعات ایستگاه‌ها

شماره	نام ایستگاه	سال تأسیس	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	بارش متوسط	ارتفاع
۱	چوپلوجه	۱۳۸۱	۴۶ درجه و ۲۵ دقیقه	۳۶ درجه و ۵۳ دقیقه	۴۳۵	۱۳۷۰
۲	جان آقا	۱۳۸۱	۴۶ درجه و ۲۸ دقیقه	۳۶ درجه و ۵۷ دقیقه	۴۰۵	۱۴۱۰
۳	تازه کنده آجرلو	۱۳	۴۶ درجه و ۴۵ دقیقه	۳۶ درجه و ۵۹ دقیقه	۴۵۶	۱۸۵۰



شکل ۱۳: نقشه مربوط به موقعیت هر یک از ایستگاه‌ها

مدل L-THIA با استفاده از داده‌های بارندگی روزانه و مقدار CN، رواناب روزانه را جمع زده و رواناب سالانه را ارائه می‌نماید. بدین ترتیب که تعداد بارش‌های روزانه در یک سال بر حسب میزان بارشی که انجام یافته جمع گشته و میزان بارش در طول یک سال بر مجموع روزهای بارانی میانگین گرفته می‌شود و سپس تمام ۳۰ سال بارش بدین گونه محاسبه شده و مورداستفاده قرار می‌گیرد. در الحقیقی L-THIA CN مقادیر پیش‌فرض برای کاربری‌ها و ترکیب گروه‌های هیدرولوژیکی خاک آماده شده است که با معرفی لایه‌های موردنیاز مقدار رواناب را برای بخش‌های مختلف حوضه محاسبه می‌نماید. بعد ازینکه هر یک از لایه‌های فوق آماده شدند اطلاعات در محیط نرم‌افزار Arc Map وارد الحقیقی L-THIA شدند و نقشه رواناب منطقه بدست آمد. در شکل ۱۱، لایه رواناب سالانه حوضه نشان داده شده است.

#### اجرای روش منطق فازی در پهنه‌بندی سیلاب

منطق فازی در برابر منطق «باینری» یا «ارسطویی» که همه‌چیز را فقط به دو شکل بلی و خیر، صفر و یک می‌بیند، قرار دارد. این منطق در بازه بین صفر و یک قرار داشته و با دوری از مطلق‌گویی ( فقط صفر یا یک) از مقدار تعلق عضوی به مجموعه بحث می‌کند (قیومی، ۱۳۸۱: ۴۴). منطق فازی در سال ۱۹۶۵ برای اولین بار در مقاله‌ای به همین نام، توسط پروفیسور «لطفی عسگرزاده» ارائه شد و در حال حاضر کاربردهای فراوانی دارد. این منطق برای سنجش مسائل و الگوهای کیفی، کاربرد

فراوان دارد و پاسخگوی مسائل زیادی در رشته‌های علوم انسانی بهویژه مدیریت است. برخلاف دیگران که معتقدند باید تقریب‌ها را دقیق‌تر کرد تا بهره‌وری افزایش یابد، لطفی‌زاده معتقد است باید به دنبال ساختن مدل‌هایی بود که ابهام را به عنوان بخشی از سیستم، مدل کند (قیومی، ۱۳۸۱: ۴۵). با توجه به اینکه پدیده‌هایی نظری سیالاب تحت تأثیر عوامل بسیاری قرار دارند و این عوامل قطعی و صدرصدی نیستند، بنابراین بهتر است در مطالعه چنین پدیده‌هایی بهجای استفاده از مدل بولین که لازمه آن داده‌های دقیق و کمی است از مدل فازی استفاده شود. با استفاده از نظریه فازی می‌توان متغیرهای نادقيق و مبهم را به شکل ریاضی درآورد، در مدل فازی هر عضو هم‌مان در مجموعه‌های مختلف ولی به درجات متفاوت عضویت دارد. درجات عضویت مقادیر بین صفر و یک و خود این دو حد را می‌پذیرد. در تئوری مجموعه‌های دقیق اگر یک مجموعه را در نظر بگیریم، هر عضو مجموعه مرجع یا در مجموعه هست یا نیست و می‌توان برای هر مجموعه A تابع زیر را تعریف کرد (momni، ۱۳۸۷: ۱۹۷).

$$\mu_A(x) = \begin{cases} 1 & , If \quad x \in A \\ 0 & , If \quad x \notin A \end{cases}$$

رابطه (۱)

این تابع به هر عضو مجموعه A عدد (۰) و به هر عضو خارج از مجموعه A عدد (۱) نسبت می‌دهد. برای اجرای تکیک فازی به عملگرهایی نظیر OR (اجتماع)، AND (اشتراک) Product (ضرب جبری) Sum (جمع جبری) Gamma (گاما) نیاز می‌باشد. عملگر OR فازی همانند OR بولین (اجتماع منطقی<sup>۱</sup>) که در آن مقادیر عضویت خروجی به‌وسیله مقادیر حداکثر هر نقشه ورودی تعیین می‌شود می‌باشد. این عملگر، حداقل درجه عضویت اعضا را استخراج می‌کند و از دقت بالایی در پهنه‌بندی برخوردار نمی‌باشد. عملگر AND فازی معادل با عملیات Product بولین (اشتراک منطقی<sup>۲</sup>) در مقادیر مجموعه کلاسیک می‌باشد. بدین صورت که حداقل درجه عضویت را استخراج می‌کند. بنابراین، در بین تمامی لایه‌های موضوعی، حداقل ارزش هر پیکسل را استخراج کرده و در نقشه نهایی منظور می‌کند. عملگر Product موجب می‌شود تا اعداد مجموعه‌ها کوچک‌تر شده و به سمت صفر میل کنند. اما عملگر Sum برخلاف عملگر Product موجب می‌گردد تا اعداد به سمت یک میل نمایند. جهت تعديل حساسیت خیلی بالای عملگر Product و دقت خیلی کم عملگر Sum عملگر دیگری به نام Gamma تعریف شده است. مقدار گاما تعديل کننده بین صفر و یک است و از طریق قضاوت کارشناسانه تعیین می‌شود. گامای صفر معادل ضرب فازی و گامای یک معادل جمع فازی است (دادرسی سیزوار، ۱۳۸۷: ۸۷). در این مطالعه از عملگر Product، Sum و Gamma استفاده شده است.

### تعیین عضویت لایه‌ها در مدل

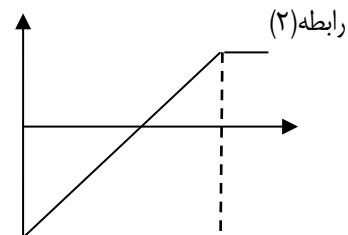
شیبیب: با توجه به رابطه مستقیم این پارامتر با سیل خیزی از یک رابطه خطی افزاینده جهت تعیین عضویت این لایه استفاده شده است.

Membership Function: Linear

Maximum: 70

Minimum:

5

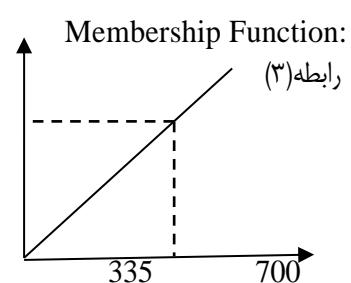


<sup>1</sup> logical union

<sup>2</sup> logical intersection

**رواناب:** لایه رواناب به دلیل رابطه مستقیم با سیل خیزی با استفاده از رابطه خطی افزاینده و کامل فازی سازی شده است. طبق این رابطه با افزایش بارندگی رواناب میزان سیل خیزی نیز بیشتر می‌شود.

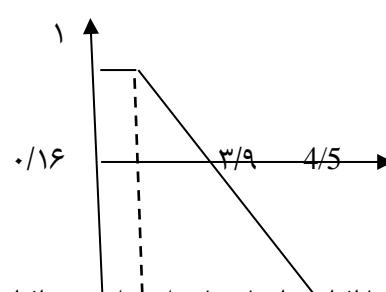
Linear  
Maximum: 335  
Minimum: 19



**تراکم زهکشی:** این پارامتر با سیل خیزی رابطه معکوس دارد. بنابراین از رابطه خطی کاهنده در تعیین عضویت این لایه استفاده شده است.

Membership Function: Small

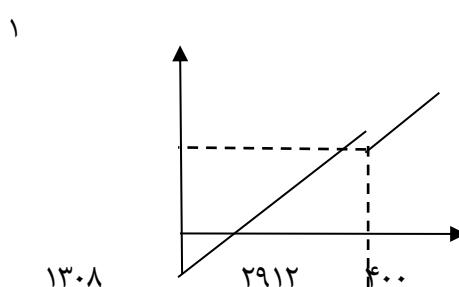
Midpoint: 0/16  
Spread: 3/9



**ارتفاع:** با افزایش ارتفاع پتانسیل سیل خیزی افزایش می‌یابد بنابراین یک رابطه خطی افزاینده جهت تعیین عضویت این لایه استفاده شده است.

Rabteh (5)

Membership Function:  
Linear  
Maximum: 2912  
Minimum: 1308



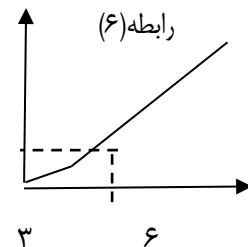
**لایه کاربری اراضی:** در منطقه موردمطالعه ۶ نوع کاربری اراضی تعیین شده است. کاربری‌هایی که دارای مرتع خوب و یا به صورت باغ و مزارع کشاورزی بوده به علت نفوذ بیشتر، رواناب کمتری تولید نموده و درنتیجه امتیاز ازنظر سیل خیزی می‌گیرد. ولی کاربری‌هایی که ازنظر مرتع و پوشش گیاهی فقیر هستند به علت نفوذ پذیری کمتر، رواناب بیشتری تولید می‌کنند و امتیاز بیشتری از لحاظ سیل خیزی دارند.

Membership Function: ۱

Large

Midpoint: 2

Spread: 2



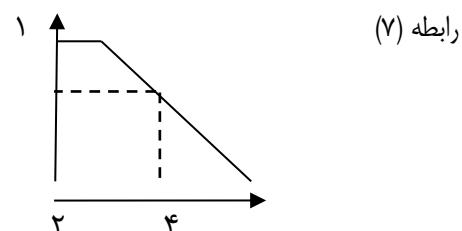
لایه لیتولوژی: طبق نقشه سنگ‌شناسی، ۲۳ نوع واحد سنگ‌شناسی در حوضه موردمطالعه وجود دارد. واحدهای سنگ‌شناسی از لحاظ مقاومت آن‌ها به ۴ دسته طبقه‌بندی شده است. واحدهایی با مقاومت کم، میزان نفوذپذیری زیاد و رواناب کمتری تولید کرده و امتیاز کمتری می‌گیرد ولی واحدهایی با مقاومت بیشتر، میزان نفوذپذیری کمتر و رواناب زیادی تولید کرده و امتیاز بیشتری می‌گیرد.

Mimbership Function: Large

Midpoint:

3

Spread: 1



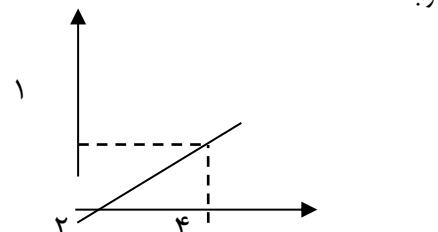
لایه واحد اراضی: این لایه با توجه به نقشه واحد اراضی که از سازمان جنگل‌ها و مراتع تهیه شده است به چهار منطقه تقسیم شده است. مناطق کوهستانی به علت شیب زیاد و ارتفاع بالا از نظر سیل خیزی رواناب زیادی تولید کرده و امتیاز بیشتری می‌گیرد، مناطق دشتی به علت شیب کم و ارتفاع پایین از نظر سیل خیزی رواناب کمتری تولید کرده و امتیاز کمتری می‌گیرد.

Mimbership Function: Large

(۸)

midpoint: 3

Spread: 1



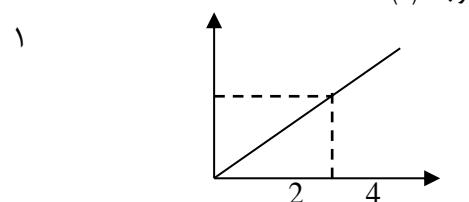
لایه هیدرولوژی: از نظر گروه‌های هیدرولوژیکی خاک‌های حوضه به ۴ دسته تقسیم می‌شود. خاک‌هایی که میزان نفوذپذیری آن‌ها کمتر است رواناب زیادی تولید کرده و امتیاز بیشتری می‌گیرد. خاک‌هایی که میزان نفوذپذیری آن‌ها بیشتر است رواناب کمتری تولید کرده و امتیاز کمتری می‌گیرد.

Mimbership Function:

Large

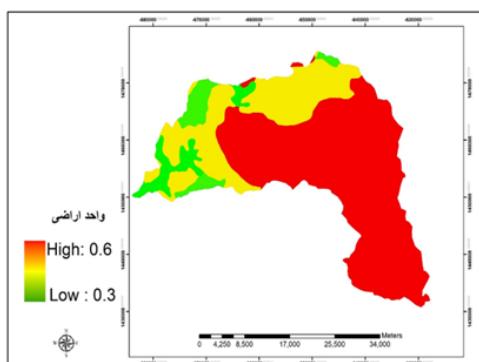
Midpoint: 2

Spread: 2

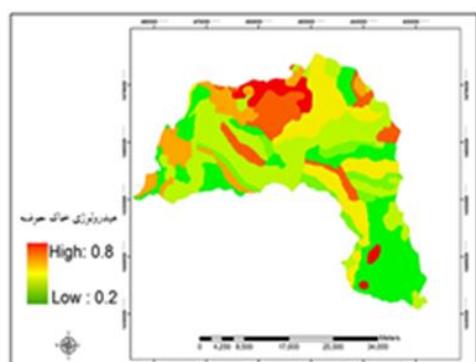


لایه‌های کاربری اراضی و لیتوژئی به صورت کمی باشند. بنابراین قبل از فازی‌سازی باید تبدیل به لایه‌های موضوعی کمی شوند. در این تحقیق، کاربری اراضی شامل شش نوع کاربری مختلف و لایه لیتوژئی دارای چهار واحد سنگ‌شناسی می‌باشد. جهت کمی‌سازی لایه کاربری اراضی کد ۱ به کاربری باغات و اراضی کشاورزی (به دلیل نفوذ پذیری بیشتر) و کد ۶ به اراضی باир (به دلیل کمترین میزان نفوذ پذیری) اختصاص یافت. همچنین در لایه لیتوژئی به نفوذ پذیرترین واحد سنگ‌شناسی کد ۱ (کمترین میزان اهمیت در رابطه با سیل خیزی) و به نفوذ ناپذیرترین واحد سنگ‌شناسی کد ۴ (بیشترین میزان اهمیت در رابطه با سیل خیزی) اختصاص یافت. به همین دلیل، جهت فازی‌سازی لایه‌های کاربری اراضی و لیتوژئی از تابع عضویت فازی Large استفاده شد.

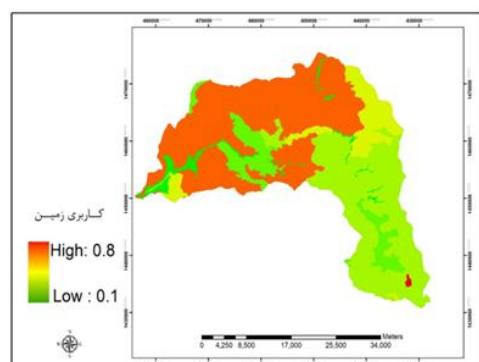
نقشه‌های لایه‌های فازی شده مورد استفاده در تحقیق، در زیر نشان داده می‌شود:



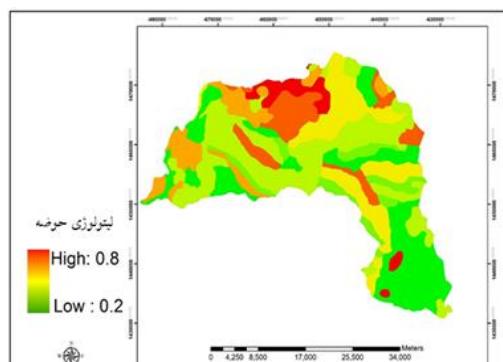
شکل ۱۵. نقشه واحد اراضی حوضه



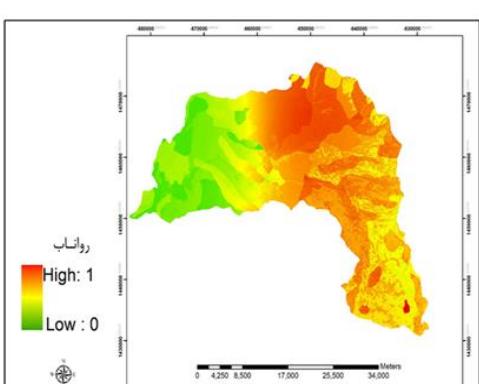
شکل ۱۶. نقشه هیدرولوژی حوضه



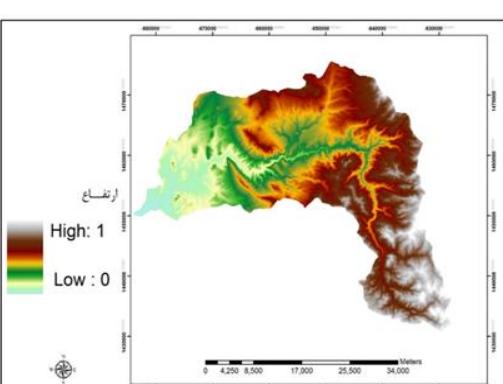
شکل ۱۷. نقشه کاربری زمین



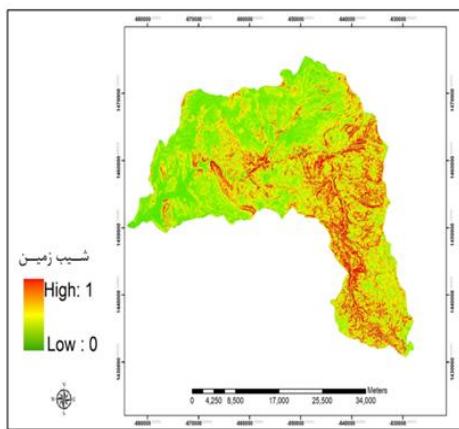
شکل ۱۸. نقشه لیتوژئی حوضه



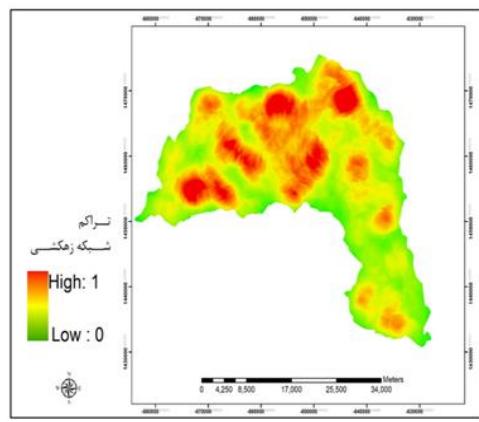
شکل ۱۹. نقشه لایه روائب حوضه



شکل ۲۰. نقشه لایه ارتفاع حوضه



شکل ۲۱. نقشه لایه شبکه زهکشی



شکل ۲۰. نقشه لایه تراکم شبکه زهکشی

پس از آماده‌سازی، لایه‌های فازی با استفاده از عملگر مناسب لایه‌ها همپوشی شوند. در این پژوهش از عملگر گامای فازی استفاده شده است که نقش تعدیلی نسبت به نتیجه جمع و ضرب فازی دارد و حساسیت خیلی بالای عملگر ضرب فازی و حساسیت خیلی کم عملگر جمع فازی را تعديل کرده و به واقعیت نزدیک‌تر می‌کند. این عملگر بر حسب حاصل ضرب جبری فازی و حاصل جمع جبری فازی بر اساس رابطه (۱۰) تعریف می‌شود.

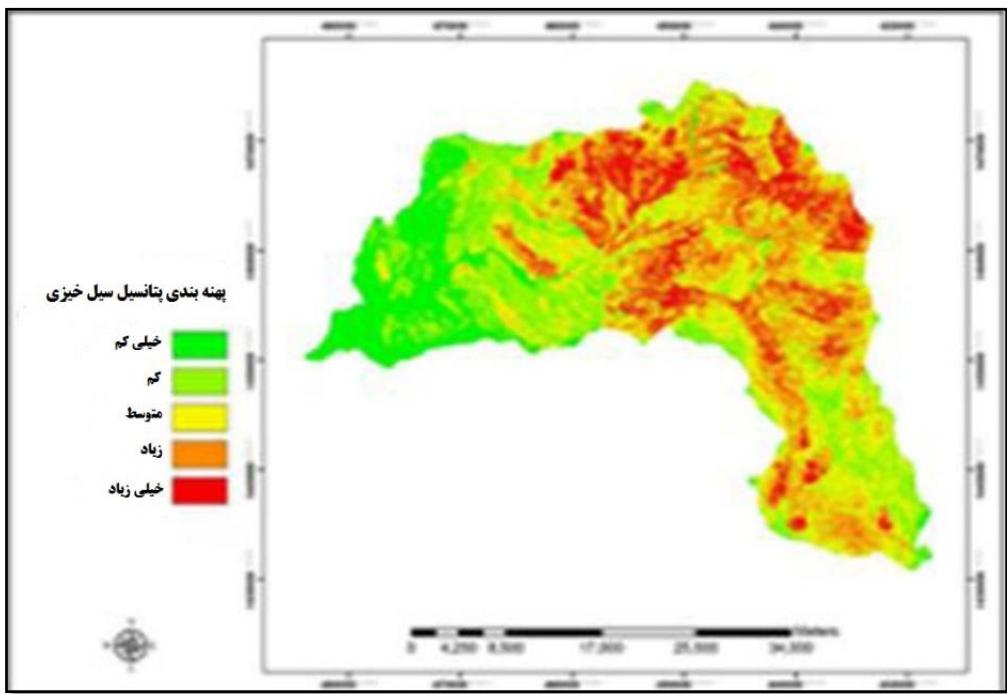
$$\mu_{\text{combination}} = (\text{Fuzzy Algebraic Sum})^{\gamma} * (\text{Fuzzy Algebraic Product})^{1-\gamma} \quad (10)$$

پس از تعیین عضویت برای هر یک لایه‌های وابسته به پارامترهای موثر بر روی سیل خیزی در منطقه موردمطالعه و اجرای مدل سیل خیزی منطقه، نقشه نهایی پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی بر گامای ۰/۸، ۰/۶، ۰/۴ به دست آمده است. جهت تعیین مناسب‌ترین گاما در پهنه‌بندی سیل خیزی مقدار همبستگی بین لایه‌های اولیه و نقشه‌های نهایی گاماهای مختلف در محیط Arc GIS بدست آمد.

جدول ۲. نتایج همپوشانی هر یک از لایه‌ها با نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی گاما (۰/۸، ۰/۶ و ۰/۴)

گاما	رواناب	شیب	تراکم زهکشی	ارتفاع	کاربری اراضی	لیتولوژی	واحد اراضی	هیدرولوژی
۰/۸	۰/۷۱	۰/۶۵	-۰/۱۴	۰/۷۱	۰/۱	-۰/۶۴	۰/۰۷	۰/۰۶
۰/۶	۰/۶۶	۰/۵۷	-۰/۱۹	۰/۶۴	۰/۱۱	-۰/۶۳	۰/۰۹	۰/۰۴
۰/۴	۰/۶۱	۰/۴۹	-۰/۲۱	۰/۵۸	۰/۱۳	-۰/۶۲	۰/۱۱	۰/۰۳

با توجه به داده‌های جدول ۲ نقشه گاما ۰/۸ بالاترین مقدار همبستگی را با لایه‌های اولیه داشته است. بنابراین گاما ۰/۸ به عنوان نقشه نهایی در پهنه‌بندی سیل خیزی انتخاب گردید.



شکل ۲۲. نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی حوضه آجرلوچای بر حسب منطق فازی

جدول ۳. مساحت کلاس‌های نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی به کیلومترمربع و درصد

کلاس	لایه	پهنه‌های سیل‌خیز به کیلومترمربع (کل حوضه)	پهنه‌های سیل‌خیز به کیلومترمربع (نیمه شرق حوضه)	پهنه‌های سیل‌خیز به کیلومترمربع (کل حوضه)	پهنه‌های سیل‌خیز به کیلومترمربع (نیمه کم درصد)
پتانسیل خیلی کم	لا	۱۴۸	۳	۳۷	۱۲/۷
پتانسیل کم	ای	۲۶۸	۹۷	۱۴۳	۲۴
پتانسیل متوسط	ای	۳۰۷	۵۵	۵۵	۲۸/۹
پتانسیل زیاد	ای	۲۶۵	۱۴۳	۳۷	۲۴/۶
پتانسیل خیلی زیاد	ای	۱۰۳	۱۲/۸	۳	

### نتیجه‌گیری

در این پژوهش با استفاده از روش L-THIA و مدل منطق فازی اقدام به پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی در حوضه آجرلوچای شده است. پس از تهیه نقشه پهنه‌بندی، حوضه مورد مطالعه بر اساس شدت سیل‌خیزی به پنج کلاس با سیل‌خیزی بسیار کم، کم، متوسط، زیاد و بسیار زیاد تقسیم‌بندی شد. نتایج بدست آمده از پهنه‌بندی سیل‌خیزی در منطقه نشان می‌دهد که بیشتر مساحت حوضه (حدود ۶۵/۶ درصد) طبقات با پتانسیل سیل‌خیزی کم، خیلی کم و متوسط قرار دارد. این مناطق بیشتر در بخش‌های غربی و پست حوضه قرارگرفته‌اند که علت آن را می‌توان بر اساس فعالیت‌های انسانی نیز موردنظر قرارداد، بدین صورت که بخش غربی حوضه به علت شبکه ابریکتیو متوسط و خوب خاک موردنظر ساکنین منطقه قرارگرفته و به عنوان مزارع از آن استفاده می‌شود و هر چند پوشش گیاهی در این بخش به صورت طبیعی نبوده و عامل انسانی به وجود آورنده این پوشش گیاهی می‌باشد ولی باز تا حدودی قوام دهنده نسبی

بخش غربی حوضه گردیده و میزان فرسایش را تعدیل می‌بخشد. در جنوب شرق حوضه نیز علی‌رغم کوهستانی و پرشیب بودن می‌توان پراکنده‌گی این طبقات را مشاهده کرد. بررسی لایه‌های به کاررفته در پژوهش نشان می‌دهد که این منطقه از حوضه به دلیل برخورداری از گروه هیدرولوژیکی A، جنس سازنده‌های سست‌تر و نفوذپذیرتر، کاربری مرتعی و شیب کم از نظر پتانسیل سیل خیزی در کلاس پایین قرار گرفته است. بیشتر مناطق سیل خیز حوضه در نیمه شرقی و شمال شرقی قرار دارند. این مناطق از نظر کاربری زمین اغلب از نوع زمین‌هایی کشت دیم و یا مرتع فقیر می‌باشند که نبود پوشش گیاهی مناسب در این بخش میزان فرسایش خاک و نارسانی در نفوذپذیری نزولات جوی را افزایش می‌دهد و از طرف دیگر استفاده بیش از حد مراعت فقیر بخش شرقی حوضه و عدم رسیدگی و کنترل و نظارت از طرف مسئولین امر مربوطه، میزان فرسایش و سیل خیزی حوضه در بالادست افزایش می‌باید و بالطبع بخش‌های پایین دست حوضه (بخش غربی حوضه) را نیز تحت تأثیر قرار می‌دهد. تمرکز لحظه‌ای رواناب در حوضه آبریز آجرلوچای در بخش شرقی و در قسمت میان دست تا بالادست حوضه حاصل می‌شود بدین ترتیب عوامل طبیعی مانند شبیز زیاد و ارتفاع بالا و پوشش گیاهی فقیر باعث تشدید در سیل خیزی بخش شرقی حوضه گردیده و میزان سیل خیزی را در این قسمت از حوضه افزایش می‌دهد. در صد زمین‌های سیل خیز حوضه در دو کلاس پتانسیل زیاد و خیلی زیاد در حدود  $\frac{3}{4}$  در صد از کل مساحت حوضه می‌باشد. در جدول ۳، مساحت هر یک از پهنه‌بندی دارای پتانسیل سیل خیزی به کیلومترمربع و نیز به درصد ارائه گردیده است.

## منابع

- آذری، محمود، صادقی، سید‌حیدرضا و تلوی، عبدالرسول، ۱۳۹۰، ارزیابی تأثیر اقدامات آبخیزداری بر ویژگی های سیل با استفاده از تلفیق مدل های HEC-RAS و HEC-HMS در محیط GIS (مطالعه موردی: حوزه آبخیز جاغرق)، مجله علوم و مهندسی آبخیزداری، ۵(۱۵)، صص ۶۹-۷۲.
- آقاعلیخانی، مرضیه، ۱۳۸۸، پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی و سیل گیری حوضه فرخزاد تهران با استفاده از مدل منطق فازی، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه خوارزمی تهران.
- افتخاری امیرحسین، سلاجمه علی، حسینی سیداحمد، ۱۳۹۰، ارزیابی پهنه‌بندی سیل با تغییرات ضربی زبری مطالعه موردی: رودخانه اندرک، جغرافیای طبیعی: تابستان ۱۳۹۰، دوره ۴، شماره ۱۲، صص ۹۱-۱۰۶.
- امیدوار، کمال و کیانفر، آمنه، ۱۳۸۹، پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی حوضه آبریز کنجانچم، پژوهش‌های جغرافیای طبیعی، شماره ۷۲، تابستان ۱۳۸۹، صص ۷۳-۹۰.
- امیراحمدی، ابوالقاسم و آب باریکی، زکیه، ۱۳۹۱، ریز پهنه‌بندی خطر زلزله شهر سبزوار با استفاده از سیستم اطلاعات جغرافیایی GIS، جغرافیا و توسعه: تابستان ۱۳۹۳، دوره ۱۲، شماره ۳۵، صص ۱۳۳-۱۵۱.
- بهشتی جاوید، ابراهیم، ۱۳۹۰، پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی در حوضه رودخانه بالخلوچای، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه خوارزمی تهران.
- بهشتی، مسعود، فیض نیا، سادات، سلاجمه علی، احمدی، حسن. ۱۳۸۸، بررسی کارایی پهنه‌بندی زمین لغزش فاکتور اطمینان: مطالعه موردی حوزه آبخیز معلم کلایه. فصل نامه جغرافیایی طبیعی، سال دوم، شماره ۵، ص ۲۰-۳۲.
- پوررضا، م، ۱۳۸۶، پهنه‌بندی سیالاب با استفاده از سیستم ساماندهی جغرافیایی (GIS) طرح مطالعاتی: قسمتی از رودخانه قره‌آچار در استان فارس، همایش GIS تهران، ص ۲۴.

- ثروتی، محمدرضا، احمدی، محمود و نصرتی، کاظم، ۱۳۹۱، پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی حوضه آبخیز سراب دره شهر، جغرافیا) فصلنامه علمی- پژوهشی انجمن جغرافیای ایران، شماره ۳۶ بهار سال ۱۳۹۲.
- علایی طالقانی، محمود و همایونی، صدیقه، ۱۳۹۰، پهنه‌بندی حوضه دینور از نظر تولید سیلاب به مؤلفه‌های ژئومورفولوژی، گروه جغرافیا، دانشگاه رازی کرمانشاه، جغرافیا و پایداری محیط(پژوهشنامه جغرافیا)، سال ۱۳۹۰.
- شعبانلو، س، صدقی، ح، ثقفیان، ب، موسوی جهرمی، ح، ۱۳۸۷، پهنه‌بندی سیلاب در شبکه رودخانه‌های استان گلستان با استفاده از GIS، سال دوم، شماره ۵ سوم، صص ۱۱-۲۲
- قنواتی عزت‌الله، کرم، ۱۳۹۲، پهنه‌بندی خطر رخداد سیلاب در شهر کرج با استفاده از مدل فازی، جغرافیا و مخاطرات محیطی، شماره هشتم، زمستان ۱۳۹۱، صص ۱۱۳-۱۳۱
- قیومی، صادق، منطق فازی و مبانی فلسفی آن، پایان نامه دوره کارشناسی ارشد فلسفه، دانشگاه تربیت مدرس تهران، سال ۱۳۸۱
- نبوی، محمدحسن، ۱۳۵۵: دیباچه‌ای بر زمین‌شناسی ایران. انتشارات سازمان زمین‌شناسی کشور، ص ۱۰۹
- وطن‌فدا، جبار، ۱۳۸۱: بررسی وضعیت سیل کشور، مشکلات و تنگناها. سازمان تماش، گزارش منتشر نشده.
- یمانی، مجتبی و نورانی، مریم، (۱۳۹۱): تعیین پهنه‌های سیل گیر با استفاده از مدل HEC-RAS در بالادست سد طالقان از پل گلینک تا پل وشتہ، مجله جغرافیا و مخاطرات محیطی، شماره اول، بهار ۱۳۹۱
- Calea, G.Barbet, (2002), *Influence of vegetation cover on flood hydrology in experimental basins if mt. lozere*, *Hydrology Continental*, 7:1, 33-49.
- - Choi W, Deal BM. (2008). Assessing hydrological impact of potential land use change through hydrological and land use change modeling for the Kishwaukee River basin (USA). *J Environ Manage*. 2008 Sep; 88(4):1119-30. Epub 2007 Aug 8.
- -Chen J., Shufang Zhao, Huimin Wang, (2011), "Risk Analysis of Flood Disaster Based on Fuzzy Clustering Method" *Energy Procedia*, Volume 5.1915-1919.
- Hagen E., J.F. Shrodr Jr., X.X.Lu, John F.Taufert.2010. Reverse engineered flood hazard mapping in Afghanistan: A parsimonious flood map model for developing Countries. *Quaternary International XXX*, Pages 1-10.
- Horritt MS, Bates PD, 2002, Evaluation of 1D and 2D numerical models for predicting river flood inundation. *J Hydrol* 268. pp.87-99.
- R.K.Sahu, S.K.Mishra, T.I.Eldho.2010, Comparative evaluation of SCS-CN-inspired models in applications to classified datasets. *Agricultural Water Management*, vol970, pp.749–756.
- Natale l., F. Savi (2007). Mont Carlo analysis of probability of inundation of rom, *Environmental modeling & software* 22.
- Rico M., G. Benito, A. Barnolas (2001). Combined palaeoflood&rainfall runoff assessment of mountain floods Spanish Pyreness, *Journal of hydrology* 245.
- Stromberg,j.C,Richter,B.D,Patten,D.T,Wolden,L.G(1999); Response,of a Sanoran riparian forest to a 10 year return flood. *Naturalist*, 53, 2,118-139.

- Wang, Y., C. Woonsup, and M. D. Brian, 2005. *Long-term impacts of land-use change on non-point source pollutant loads for the St. Louis metropolitan area, USA*, *Environmental Management*, 35(2): 194-205.
- Yang, C.R. and C.T. Tsai. 2000. *Development of a GIS-Based Flood Information System for Floodplain Management and Damage Calculation*. *Journal of the American Water Resources Association*, 36(3), PP.567-577.
- Yang, L.; Ma, K. M.; Quo, Q. H.; Bai, X. ,2008, *Evaluating Long-term Hydrological Impacts of Regional Urbanization in Hanyang, China, Using a GIS Model and Remote Sensing*. *Int. J. Sustain. Dev. World Ecol.*, 15 (4), 350–356.