

## امکان سنجی وقوع سیل در حوضه آبخیز لیلان چای (مرااغه) به روش CN

محمد رضا ثروتی

دانشیار گروه جغرافیای طبیعی دانشگاه شهید بهشتی

اکبر رستمی

دانش آموخته کارشناسی ارشد ژئومورفولوژی دانشگاه شهید بهشتی (مسئول مکاتبات)  
فاطمه خدادادی

دانش آموخته کارشناسی ارشد ژئومورفولوژی دانشگاه شهید بهشتی

تاریخ پذیرش: ۹۰/۱۱/۱

تاریخ دریافت: ۹۰/۴/۱۵

### چکیده:

سیل یکی از پدیده‌های موجود در طبیعت بوده که از دیر باز، بشر شاهد وقوع آن می‌باشد. در ایران به دلیل وسعت زیاد، اقالیم متعدد، تراکم زمانی و مکانی بارشها در اکثر حوضه‌های آبخیز، همه ساله شاهد سیلابهای عظیمی می‌باشیم. در این پژوهش به برآورد ضربه رواناب و حداقل دبی سیل، شناخت عوامل و عناصر موثر در سیل خیزی، پهنه‌بندی مناطق براساس شدت پتانسیل سیل خیزی در حوضه آبخیز لیلان چای با استفاده از روش شماره منحنی CN پرداخته شد. برای این منظور ابتدا داده‌ها و اطلاعات مورد نیاز شامل آمار وضعیت اقلیم منطقه، تصاویر ماهواره‌ای جمع‌آوری و GIS گردید. با تلفیق این داده‌ها و اطلاعات، براساس روش SCS، نقشه CN حوضه، میزان نفوذ و مقدار رواناب تهیه شد. در نهایت با استفاده از مدل وزنی و با تلفیق نقشه‌های میزان بارندگی منطقه، گروههای هیدرولوژیک خاک، شیب، کاربری زمین و... نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی سالانه حوضه تهیه گردید.

واژه‌های کلیدی: حوضه آبخیز لیلان چای، GIS، شماره منحنی (CN)، رواناب، پهنه‌بندی سیلاب.

### مقدمه

همه روزه در سراسر جهان وقایع طبیعی زیادی رخ می‌دهد که تعدادی از آنها تبدیل به بلایای طبیعی می‌شوند. بلایای طبیعی در واقع یک فاجعه یا مصیبت ناشی از وقوع یک پدیده طبیعی پرخطر مانند سیلاب، خشکسالی، زلزله، رانش زمین، طوفان و یا آتشفسان است که باعث وارد آمدن خسارت مالی و جانی فراوان به جوامع انسانی می‌گردد، اما در مناطقی که ارتباط مستقیم با انسان ندارد و منافع انسانی در میان نیست، این وقایع تبدیل به بلایای طبیعی نمی‌شوند. سیل جزو آن دسته از حوداث طبیعی است که همیشه به عنوان بلای طبیعی قلمداد شده است.

پدیده سیل به صورت کنونی خود در کشور ما بیش از آنکه ناشی از وقوع بارش‌های با حدود پایین باشد، از عوارض به هم خوردن تعادل طبیعی و شرایط جغرافیایی منطقه می‌باشد. به طوری که بروز بارش‌های معمولی نیز موجب جاری شدن سیلاب می‌گردد. از بین رفتن پوشش گیاهی در اثر عدم درک صحیح از مدیریت منابع تجدید شونده، نبود جایگاهی برای آن در سیاست گذاریهای کلان شرایطی را فراهم نموده است که هر از چند گاهی شاهد بروز سیلاب و اثرات تخریبی آن و از دست رفتن میلیون‌ها تن از خاک‌های با ارزش باشیم.

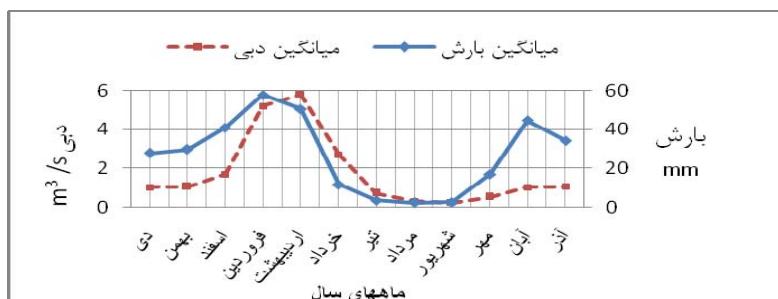
سیلاب پدیده‌ای است که دلیل اصلی آن عوامل طبیعی بوده و دخالت بشری باعث برهم خوردن تعادل طبیعی حوضه‌های آبخیز و وقوع این پدیده و خسارات و زیان‌های ناشی از آن را تشدید می‌کند. مهمترین عوامل در افزایش سیلاب تبدیل اراضی، تخریب پوشش گیاهی و خاک، تجاوز بشر به حریم رودخانه‌ها و شدت بارندگی می‌باشد که باستی چاره‌های اندیشه شود. یکی از روش‌های مهم در کنترل و کاهش رواناب سطحی جهت به تعویق انداختن سیل، عملیات آبخیزداری می‌باشد. یکی دیگر از روش‌های کاهش خطرات سیل پنهانی بندی سیل می‌باشد که اطلاعات ارزشمندی را در رابطه با طبیعت، سیلاب‌ها و اثرات آن بر اراضی دشت سیلابی و تعیین حریم رودخانه‌ها ارائه می‌دهد، در نتیجه امکان ارسال هشدارهای مناسب در موقع خطر سیل و تسهیل عملیات امداد و نجات را فراهم می‌سازد (نیک نژاد، علیزاده، ۱۳۸۵). با تمام اهمیتی که آب در اقتصاد ایران دارد و خرابی‌هایی که هر سال از سیلاب‌ها به بار می‌آید و آب‌هایی که بدون استفاده از کشور خارج یا به کویر سراسر می‌شود، هنوز آنچنانکه باید برنامه ریزی اصولی در این زمینه صورت نگرفته است. یکی از راههای سازگاری برای مقابله با شرایط خشکی و کمبود آب استفاده بهینه از منابع آب است. باید سعی کرد که تا حد ممکن از ریزش‌های جوی، جریان آب‌های سطحی و منابع زیرزمینی به نحو مطلوب استفاده شود و این کار فقط با شناخت پدیده‌های هیدرولوژیکی عملی خواهد بود. منابع آب‌های سطحی یکی از سرمایه‌های قابل تجدید کشور است که باید از آن حداکثر استفاده را به عمل آورد.

هر گاه شدت بارندگی از ظرفیت نفوذ آب به داخل خاک بیشتر باشد بخشی از آب حاصله از بارندگی در سطح حوضه باقی می‌ماند. این آب پس از پر کردن گودیهای سطح زمین در امتداد شبیه جریان پیدا کرد و از طریق شبکه آبراهه‌ها و سپس رودخانه اصلی از حوضه خارج می‌گردد. به این بخش از بارندگی که می‌توان مقدار آن را در رودخانه اندازه‌گیری کرد، رواناب سطحی (surface run-off) می‌گویند (علیزاده، ۱۳۸۶، ص، ۵۰۱). پنهانی بندی پتانسیل خیزی عبارت از تعیین و توصیف مناطق دارای پتانسیل از نظر رواناب‌های سطحی است. این عمل بر اساس مشابهت خصوصیات هیدرولوژیکی و هیدرولوژیکی مناطق مورد بررسی صورت گرفته و از این طریق امکانات استفاده از پتانسیل هر زون مشخص و ارزیابی می‌شود (عبدی، پرویز، ۱۳۸۵). در واقع با تعیین محل‌های دارای پتانسیل بالا به نوعی می‌توان یک ارزیابی کلی از وضعیت سیل خیزی منطقه نیز بدست آورد چرا که وجود پتانسیل بالای سیل خیزی در یک منطقه مقدمه‌ای بر افزایش احتمال وقوع سیل در آن منطقه می‌باشد. همه ساله میلیون‌ها تن از خاک ارزشمند بوسیله سیلاب وارد دریاها و دریاچه‌های شود، در صورتی که برای تشکیل هر سانتیمتر آن در شرایط کشور ما چند دهه و گاه چندین صد سال لازم است. بارانی که بعد از روزها و گاه ماهها انتظار می‌بارد، این چنین از دسترس خارج شده و ضمن آن آسیب‌های جدی و ماندگاری بر جای می‌گذارد. از

آنچه که مبارزه با سیل از طریق مدیریت غیر سازه ای حوضه های آبخیز امروزه مورد توجه فراوان قرار گرفته و این مبارزه بدون شناخت عوامل موثر در ایجاد سیل یا تشدید کننده آن مسیر نیست، بدین سبب شناسایی عوامل موثر بر پتانسیل حوضه ها و پنهان بندی حوضه ها از نظر قابلیت تولید رواناب امری ضروری و اجتناب ناپذیر می باشد. برای این منظور داده های سنجش از دور (RS) و سیستم های اطلاعات جغرافیایی (GIS) ابزاری مفید و توانمند برای شناسایی عوامل موثر بر پتانسیل سیل خیزی و پنهان بندی حوضه ها می باشد. حوضه مورد مطالعه در قسمت شمال غرب کشور در مسیر بادهای غربی قرار گرفته است، اوخر زمستان و اوایل بهار پر بارش ترین زمان حوضه می باشد (علیجانی، ۱۳۷۹). بنابراین هدف این پژوهش برآورد پتانسیل سیل خیزی در حوضه آبخیز لیلان چای با استفاده از روش پیشنهادی سازمان حفاظت خاک آمریکا (SCS) و سیستم های اطلاعات جغرافیایی (GIS) است. با توجه اینکه حوضه آبخیز لیلان چای یکی از حوضه های سیل خیز می باشد و از طرفی در منطقه مورد مطالعه همه ساله این رودخانه با نوسانات شدید آبدهی و یا طغیانهای نسبتاً بزرگ و یا کوچکی همراه است. لذا، علاوه بر حادث مذکور و قرار گرفتن برخی از روستاهای اراضی کشاورزی در معرض سیل به ویژه در امتداد مسیر سر شاخه اصلی رودخانه، با در نظر گرفتن اهمیت این مسئله لزوم بررسی سیلابها و برآورد رواناب را در این مناطق شدیداً ایجاد می کند که برای مقابله با پیامدهای ناگوار آن می بایستی چاره اندیشه کرد. از اینرو، برای چاره جویی باید سیلابهای منطقه مورد مطالعه، و به طور دقیق تحلیل و ارزیابی شوند، از این نظر نیاز به داده های آماری مورد اطمینان از مؤلفه های ایستگاههای موجود (هیدرومتری) می باشد. در منطقه مورد مطالعه به دلیل تنگناها و دشواریهای آبسنجی از قبیل کوهستانی بودن منطقه، افزایش سریع حجم آب رودخانه، سرعت زیاد جریان آب، حمل مواد رسوبی با غلظت بسیار زیاد، موقعیت مقاطع اندازه گیری جریان آب و تخریب ایستگاههای اندازه گیری به وسیله سیل و عوامل آن باعث می شوند که تخمین و حجم سیلابهای ناشی از بارش های جوی و رگبارهای کوتاه مدت با مشکلات عدیدهای مواجه گردد. تصویر شماره ۱ عکسی از حوضه را در فصل تابستان نشان می دهد که رسوبات ناشی از سیلابهای گذشته در قطعات خیلی درشت بر جای مانده است که نشان دهنده قدرت سیلاب و میزان دبی آن است. نمودار شماره ۱ نیز نشان دهنده وضعیت بارش و دبی رودخانه در طول سال است.

با توجه به نمودار ۱ مشاهده می شود بیشترین بارش در ماه فروردین اتفاق می افتند در حالی که اوج دبی در اردیبهشت می باشد. علت این امر در واقع به نوع بارش مربوط است. در اردیبهشت ماه علاوه بر دبی حاصل از بارندگی همان ماه، دبی حاصل از ذوب برف نواحی مرتفع نیز به این میزان اضافه شده و در نتیجه دبی را نسبت به بارش افزایش می دهد. در این زمان هرساله شاهد وقوع سیلابهای کوچک و بزرگ در منطقه هستیم.

نمودار ۱: نوسانات بارش و دبی در حوضه





عکس ۱: نمایی از بستر رودخانه در فصل تابستان با رسوبات ریز و درشت بر جامانده از سیلابهای گذشته

#### مروری بر سابقه تحقیق

تا کنون روشهایی که برای تعیین مناطق سیل خیز استفاده شده بیشتر بر پایه روشهای نموداری، فرمولهای تجربی، تحلیل آماری داده های سیلاب، تفیکیک حوضه به تعدادی زیر حوضه، داده های دورسنجی، GIS و مدلها ریاضی رایانه ای بارش و رواناب بوده و بیشتر از دیدگاه تولید سیل در سطح حوضه های مطرح شده است. به دنبال این مطالعات سرویس حفاظت خاک آمریکا در سال ۱۹۵۴، روشی را برای محاسبه بارش مازاد ارائه نمود که به روش شماره منحنی CN، موسوم گشت.

از آنجایی که مسئله پیش بینی و برآورد رواناب حاصل از بارشهای جوی و درک کمی از فرایندهای مختلف تولید آن به عنوان یکی از مباحث مهم اساسی و بنیادی در دانش هیدرولوژی به شمار می رود، لذا دستیابی به میزان کمی و کیفی آن با نگرش سیستمی از این نظر حائز اهمیت است که پایه و مبنای مطالعاتی طرحهای عمرانی را در زمینه های مختلف توسعه و بهره برداری در منابع آب و سازهای آبی و یا سایر عرصه های محیطی در حوضه های آبخیز تشکیل می دهد (سینگ، ۱۹۹۸).

جهت برآورد رواناب سطحی روشهای مختلفی وجود دارد از جمله این روشها، برآورد رواناب سطحی با استفاده از نفوذ پذیری خاک، برآورد رواناب به روش استدلالی، برآورد رواناب سطحی به وسیله روشهای تجربی همچون روش مبتنی بر سطح حوضه، روش کریگر، رابطه دیکن، منحنی بوش، رابطه تجربی فولر و روش کوک و همچنین برآورد رواناب به وسیله شماره منحنی (CN) می باشد. با توجه به اینکه در بین این روشهای روش شماره منحنی به صورت دقیق تر و مطمئن تر کاربرد فراوانی در اقالیم مختلف دنیا دارد ما نیز در این مطالعه از این روش استفاده کردیم.

تاکنون تحقیقات زیادی در مورد روش شماره منحنی صورت گرفته است اما در این مورد، شرمن (۱۹۴۹) اولین شخصی بود که رابطه بارندگی و رواناب را بطور تجربی و در قالب هیدرولوگراف واحد پیشنهاد نمود. به دنبال این مطالعات سرویس حفاظت خاک آمریکا در سال ۱۹۵۴ روشی را برای محاسبه بارش مازاد ارائه نمود که به روش شماره

منحنی موسوم گشت(CN). بر مبنای این روش در یک رگبار همیشه بارش اضافی یا رواناب مستقیم کوچکتر یا مساوی بارش کل می باشد (چاو، ۱۹۸۸).

درایتون و همکاران (۱۹۹۲) کاربرد سیستم های اطلاعات جغرافیایی و تصاویر ماهواره ای را در برآورد رواناب از طریق روش شماره منحنی بطور گسترده در یک حوضه آبخیز منطقه ولز، بریتانیا مورد مطالعه قرار دادند (درایتون، ۱۹۹۲).

فودی و همکاران (۲۰۰۴) جهت تعیین نقاط سیل خیز حوضه ای در صحراي شرقی کشور مصر از داده های ماهواره ای لندست جهت تعیین کاربری اراضی حوضه استفاده کردند. جهت تعیین نوع و نفوذ پذیری خاک اندازه گیری های صحرایی انجام دادند. آنها سپس دبی خروجی از حوضه و زیر حوضه های آن را برای یک رگبار فرضی شدید شبیه سازی نمودند.

توماس و بنسون (۱۹۶۸) با استفاده از ۷۰ پارامتر جريان رودخانه ای و ۳۱ مشخصه حوضه آبخیز به بررسی مهمترین عامل فيزيکي و اقليمي موثر در مدل های منطقه ای سیلاپ پرداختند، آنها نتیجه گرفتند سطح حوضه، شاخص های ذخیره، مقدار نزولات جوی و شدت تواتر آنها، تبخیر و تعرق و درجه حرارت، مهمترین مشخصه های یک حوضه آبخیز می باشند که می توانند در تدوین معادلات تناوب سیل حوضه نقش داشته باشند. Sinnakaundan و همکاران (۲۰۰۳) اقدام به تهیه نقشه خطر سیل برای رودخانه پاری در مالزی نمودند.

در ایران برای مطالعه پنهان بندی سیل خیزی حوضه ها، برای اولین بار دکتر قائمی و همکاران (۱۳۷۵) زیر حوضه های کارون را با توجه به شبیه، بارندگی سه ماهه، ذوب برف و پوشش گیاهی پنهان بندی نمودند. برای پنهان بندی مناطق سیل خیز در حوضه زنجان رود که احتمالاً بخشی از طرح جامع پنهان بندی سیل خیزی کشور با مسؤولیت آبخیزداری وزرات جهاد کشاورزی است، با تهیه لایه های مختلف از قبیل زمین شناسی، کاربری اراضی، گروههای هیدرولوژیک خاک، شماره منحنی های همباران حوضه با دوره بازگشتهای ۲۵ تا ۵۰ ساله و همپوشانی لایه های مورد نظر و نهایتاً پتانسیل رواناب را با استفاده از مدل SCS محاسبه نمودند. در سالهای اخیر در بسیاری از نواحی مختلف ایران مطالعاتی در راستای مدل های تجربی برای برآورد رواناب حداقل و جریانهای سیلابی در حوضه های کوچک توسط محققین ایرانی انجام گرفته است که به برخی از آنها در ادامه اشاره می شود.

آخوندی (۱۳۸۰) روش شماره منحنی را در برآورد سیل با استفاده از سیستم اطلاعات جغرافیایی در حوضه کارون شمالی بکار برد پس از تلفیق نقشه ها و اطلاعات نقشه، شماره منحنی حوضه محاسبه شد و با داشتن اطلاعات مربوط به رگبارها (دبی و ارتفاع بارش) و با در نظر گرفتن شماره منحنی هر رگبار، ارتفاع رواناب و دبی حداقل سیلاپ محاسبه شد. نتایج حاصله نشان داد که با افزایش محاسبه حوضه، ضریب همبستگی بین دبی های مشاهده ای و برآورده کاهش می یابد. طاهری و لندي (۱۳۸۴) با استفاده از تکنیکهای سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی، نقشه شماره منحنی را در حوضه آبریز رود زرد (خوزستان) به منظور حجم رواناب تهیه نمودند. که در این زمینه مقالات و پایانه های نیز در قالب رساله کارشناسی ارشد صورت گرفته است که از آن جمله می توان، به برآورد رواناب سطحی به روش شماره منحنی در حوضه آبخیز بشار با استفاده از GIS (رهنمای، الف، ۱۳۷۸) و برآورد رواناب حوضه آبخیز قلعه چای به روش شماره منحنی CN با استفاده از سیستم اطلاعات

جغرافیایی GIS (پناهی، ن، ۱۳۸۴)، تخمین رواناب سد امیرکبیر (قهرودی، ۱۳۸۵) و مطالعات حیدری ژاله (۱۳۸۷) و غیور (۱۳۷۱) را اشاره کرد

## مواد و روش‌ها

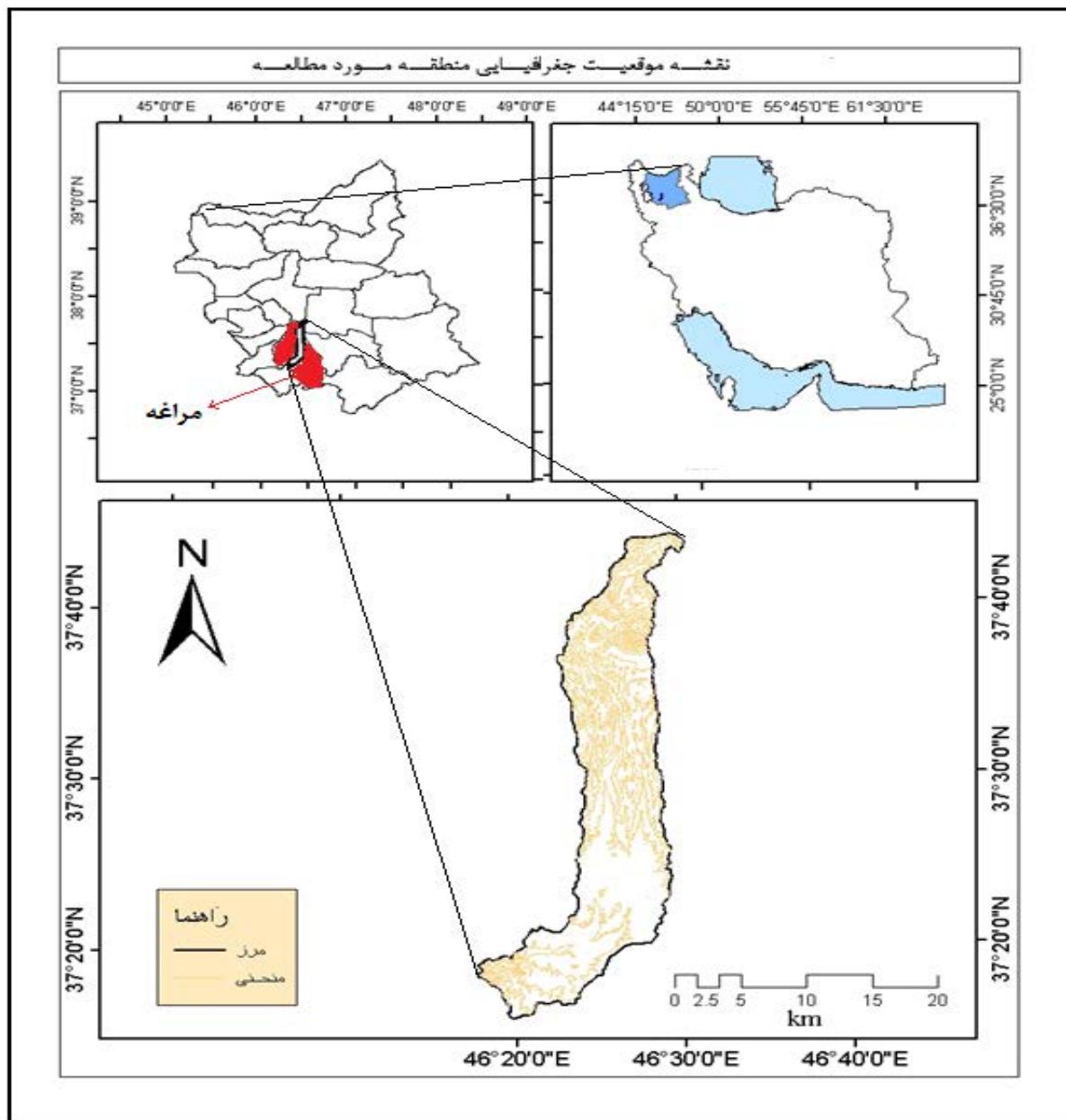
### موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه

حوضه آبخیز لیلان چای<sup>۱</sup> به عنوان یکی از زیر شاخه‌های رودخانه زرینه رود، یکی از رودهای عمدۀ قسمت شرقی دریاچه ارومیه می‌باشد. (موحد دانش، ۱۳۸۷، ص، ۱۶۸). این حوضه در موقعیت جغرافیایی  $37^{\circ} 45'$  طول شرقی،  $46^{\circ} 31'$  عرض شمالی و  $46^{\circ} 46'$  طول شرقی، قرار دارد (شکل ۱). طول کلی رودخانه لیلان چای در حدود ۹۵ کیلومتر، بوده و ارتفاع آن در مبدأ برابر  $3350$  متر از سطح دریاست، و به همراه رودخانه‌های قوری چای، مردق چای و مغانچیق چاییز دامنه‌های جنوبی سهند سرچشمه گرفته و در امتداد شمال به جنوب جریان می‌یابد. شاخه دیگری به نام مغانچیق چای نیز در همین امتداد از ارتفاعات سهند سرازیر شده است. این رودخانه پس از عبور از روستای قشلاق امیر در جهت جنوب غربی جریان یافته، از شمال دشت ملکان عبور نموده و پس از آن به شاخه‌های متعددی تقسیم می‌شود. سیلاج‌های این رودخانه در جنوب شرق دریاچه ارومیه، وارد زرینه رود می‌شود و در نهایت از طریق این رودخانه وارد دریاچه ارومیه می‌شود. این حوضه در غرب خود با حوضه آبخیز مردق چای، خط تقسیم مشترکی ایجاد کرده است. در شمال آن قله‌های بلند سهند واقع شده است و در جنوب نیز تا دریاچه ارومیه ادامه می‌یابد. از نظر سیاسی، حوضه آبخیز لیلان چای در شمال غرب کشور و در محدوده سیاسی استان آذربایجان شرقی قرار دارد و قسمتهایی از شهرستانهای مراغه و ملکان را تحت پوشش قرار داده و منبع آبی مهمی برای ساکنان منطقه محسوب می‌شود. مساحت حوضه مورد مطالعه در حدود  $368$  کیلومترمربع بوده و طولی در حدود  $70$  کیلومتر را در بر می‌گیرد. مرتفع ترین نقطه حوضه  $3696$  متر و کم ارتفاع ترین نقطه حوضه،  $1480$  متر است.

روشها و تکنیکهای به کار رفته در این تحقیق، در مرحله اول به مورد ویژگیهای طبیعی حوضه آبخیز لیلان چای که با در نظر گرفتن مبانی نظری، به بررسی فرایندها و ویژگیهای ژئومرفلوژیکی، زمین‌شناسی، هیدرولوژیکی و... پرداخته شد. نقشه‌های اولیه و پایه مانند نقشه‌های توپوگرافی، زمین‌شناسی، خاک و همچنین تهیه عکس‌های هوایی و تصاویر ماهواره‌ای منطقه مورد مطالعه تهیه گردید، و نیز برای تحلیل وضعیت اقلیمی و هیدرولوژیکی حوضه از آمار اطلاعات سازمان هواشناسی و وزرات نیرو مهاب استفاده شده است. ژئوفرنس و رقومی کردن نقشه‌ها و عکس‌های هوایی با استفاده از نرم افزار Arc GIS، در این مرحله از مطالعه، پس از تهیه نقشه‌های پایه، این نقشه‌ها را به طور جداگانه وارد محیط نرم افزار Arc GIS کرده و آنها را زمین مرجع نموده و برای هر یک از آنها پایگاه داده ایجاد می‌نماییم تا بر اساس این جداول اطلاعاتی، تجزیه و تحلیل‌ها انجام بگیرند. در مورد ویژگیهای کلی حوضه‌ها از لحاظ وضعیت توپوگرافی، فیزیوگرافی، پوشش گیاهی و خاکشناسی مطالعه مناسب انجام گرفت و سپس داده‌های بارندگی، هیدرولوگراف سیل و دبی نیز پردازش گردید و نهایتاً از این اطلاعات برای محاسبه شماره منحنی و دبی استفاده گردید. برای محاسبه شماره منحنی در این مقاله با استفاده از روش جدول

<sup>۱</sup>- Leilan chai

SCS و اطلاعات پوشش گیاهی، کاربری اراضی و گروههای هیدرولوژیک خاک نقشه شماره منحنی تهیه و سپس شماره منحنی وزنی حوزه محاسبه میگردد. سپس با استفاده از دادههای مشاهداتی بارندگی و رواناب و از طریق معادله ۱ ابتدا حداقل پتانسیل نگهداشت آب و با استفاده از معادله ۲ مقدار شماره منحنی بدست می‌آید.



شکل ۱- موقعیت جغرافیایی حوضه آبخیز لیلان چای

تهیه نقشه های ثانوی مربوط به حوضه از قبیل نقشه های شب، جهت، کاربری، پوشش گیاهی، ژئومورفولوژی و... با استفاده از نرم افزار Arc GIS، تهیه نقشه همبارش منطقه با استفاده از آمار بارندگی ایستگاههای شاخص حوضه آبخیز لیلان چای، و سپس با توجه به مدل SCS و روش شماره منحنی CN، و تجزیه و تحلیل مسائل مربوط به سیل، و نیز تلفیق دو نقشه گروههای هیدرولوژیک خاک و کاربری اراضی، نقشه (CN) حوضه تهیه گردید

(شکل ۳). و سپس با استفاده از نقشه شماره منحنی CN ، میزان نفوذ پذیری(S) برای قسمتهای مختلف حوضه تعیین گردید (شکل ۴)، که مقدار S بصورت زیر محاسبه می شود.

$$S = \frac{25400}{CN} - 254 \quad \text{رابطه شماره ۱: (مهدوی، ۱۳۸۴)} \quad \text{بر حسب میلی متر}$$

و مقدار رواناب Q با استفاده از نرم افزار Arc GIS در قسمتهای مختلف حوضه مشخص شد. که در روش SCS ارتفاع رواناب حاصله از یک بارندگی بصورت زیر محاسبه می شود. شکل ۵ میزان رواناب حاصله حوضه آبخیز لیلان چای را نشان می دهد.

$$Q = \frac{(p-0.2s)^2}{p+0.28s} \quad \text{رابطه شماره ۲: (مهدوی، ۱۳۸۴)}$$

که در آن:

$Q = \text{ارتفاع رواناب به میلیمتر}$        $S = \text{ضریب نگهداشت آب}$   
 $p = \text{ارتفاع بارندگی به میلیمتر}$   
 در نهایت بعد از برآورد میزان تولید روانابهای هر محدوده با تکمیل کردن پایگاه داده های نقشه های مختلف از متغیرهای موثر بر سیل را با استفاده از نرم افزار Arc GIS جمع کرده و تا بر این اساس نقشه های نهایی یعنی نقشه پهنه بندی سیل به عنوان یکی از مهمترین متغیرها در حوضه، با دوره بازگشت های مختلف تهیه گردید (شکل ۶).

پهنه بندی پتانسیل سیل خیزی عبارت است از تعیین و توصیف مناطق دارای پتانسیل از نظر تولید رواناب سطحی است. این عمل بر اساس مشابهت خصیات هیدرولوژیکی و هیدرولوژیکی مناطق صورت گرفته و از این طریق امکانات استفاده از پتانسیل هر زون مشخص و ارزیابی می شود. طبق تقسیم بندی سازمان خاک آمریکا، گروههای هیدرولوژیکی خاکها شامل چهار گروه D,C,B,A می باشد که هر کدام از گروهها به ترتیب دارای پتانسیل تولید رواناب کم، متوسط، نسبتاً زیاد و زیاد می باشند. و بطور کلی شدت نفوذ پذیری از گروه A به سمت گروه D کاهش می یابد. یکی از عوامل پدید آمدن سیلاب در نقاط حساس ویژگی های ساختاری خاک می باشد بنابراین با توجه به نقشی که گروههای هیدرولوژیک خاک در میزان نفوذ آب و تعیین ضریب هرزآب دارند جز عوامل تعیین کننده در پتانسیل سیل خیزی یک محدود می باشند.

## نتایج تحقیق

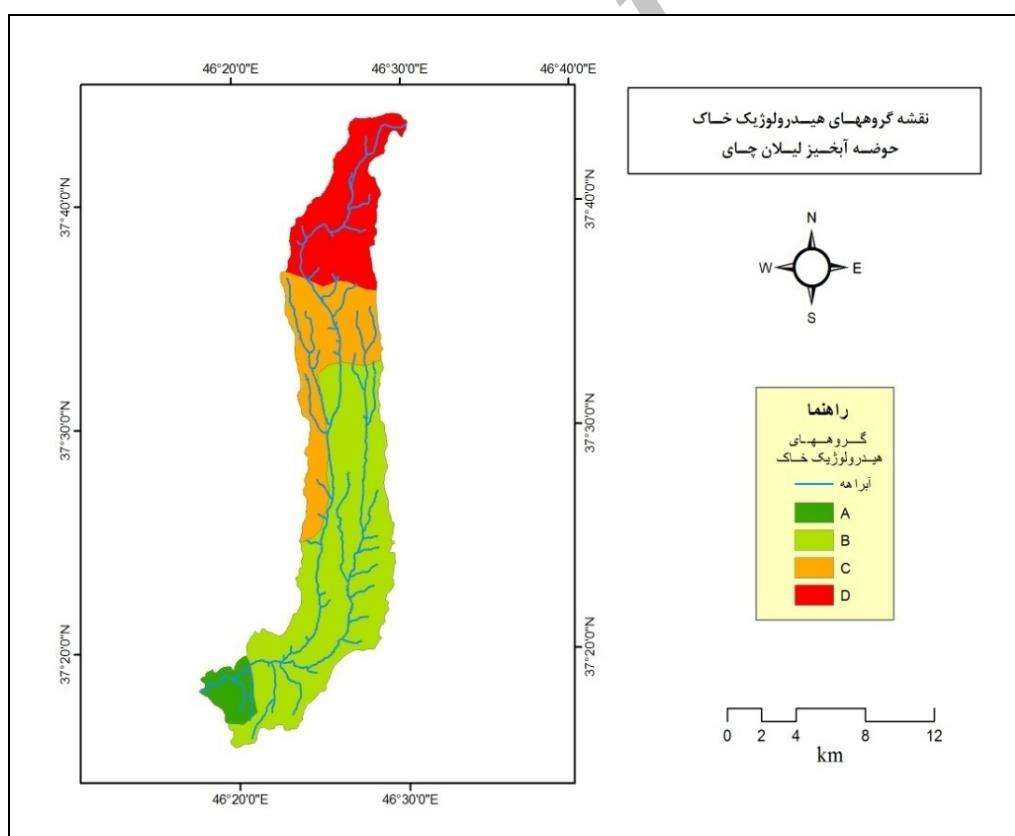
برای آن که خصوصیات حوضه آبخیز مورد مطالعه را در توانایی ایجاد رواناب و سیلاب های سطحی با توجه به میزان بارندگی بدست آوریم از گروههای هیدرولوژیکی خاک استفاده می کنیم. لذا، برای برآورد پتانسیل تولید رواناب منطقه مورد مطالعه طبق روش SCS ابتدا از نقشه کاربری اراضی و نقشه گروههای هیدرولوژیک خاک، که برای تهیه نقشه گروههای هیدرولوژیک خاکهای حوضه به دلیل عدم دسترسی به وسایل و امکانات مورد نیاز برای نمونه برداری از قابلیت نفوذ پذیری خاکهای حوضه از مطالعات خاک شناسی و طبقه بندی اراضی نیمه تفضیلی منطقه مراغه و بناب، و مطالعات جامع کشاورزی منطقه و نقشه ارزیابی منابع و قابلیت اراضی منطقه مراغه که توسط موسسه تحقیقات آب و خاک تهیه شده استفاده گردید (شکل ۲). که براساس نقشه گروههای هیدرولوژیک خاک، حوضه آبخیز لیلان چای به ترتیب از نظر وسعت دارای گروههای A,D,C,B بوده، به عبارت دیگر از نظر گروههای

هیدرولوژیک خاک، بیشترین مساحت منطقه از نوع B، خاک هایی با شدت نفوذ پذیری متوسط، خاکهایی که عمیق بوده و زهکشی متوسط تا خوب داشته و دارای بافت ریز تا متوسط می باشند. آبگذری آنها متوسط بوده و توانایی متوسطی از نظر تولید رواناب دارند. در این خاکها ظرفیت نهایی نفوذ آب به داخل خاک بین  $\frac{3}{8}$  تا  $\frac{7}{5}$  میلی متر در ساعت است (جدول ۱).

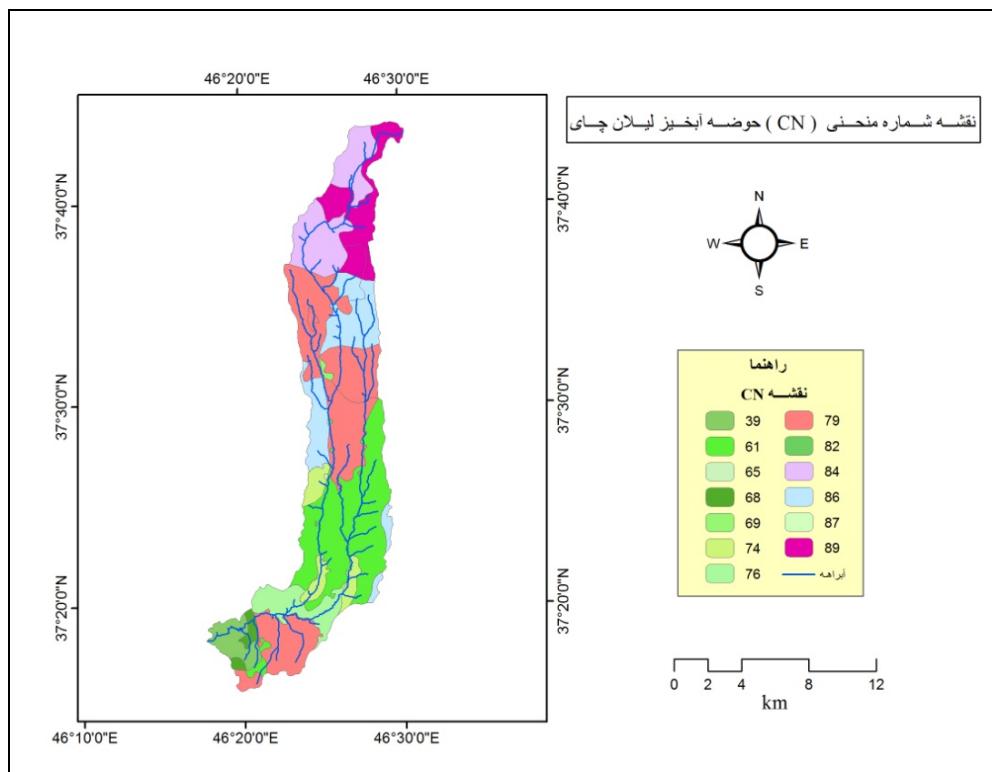
جدول ۱- حداقل شدت نفوذ در گروههای هیدرولوژیکی خاک

گروههای هیدرولوژیکی خاک	بر ساعت	شدت نفوذ به اینچ	نوع خاک	توانایی تولید رواناب
A	بیش از ۳	شنی و قلوه سنگی	شنی و قلوه سنگی	کم
B	$\frac{1}{5}-3$	شنی لومی - شنی رسی	شنی لومی - شنی رسی	متوسط
C	$\frac{0}{5}-\frac{1}{5}$	لومی، لومی رسی دارای لایه سخت در عمق خاک	لومی، لومی رسی دارای لایه سخت در عمق خاک	نسبتاً زیاد
D	کمتر از $\frac{0}{5}$	رسی، خاک های شور، سنگ، جاده آسفالت، بتن، خاک های خیلی زیاد	رسی، خاک های شور، سنگ، جاده آسفالت، بتن، خاک های کم عمق	خیلی زیاد

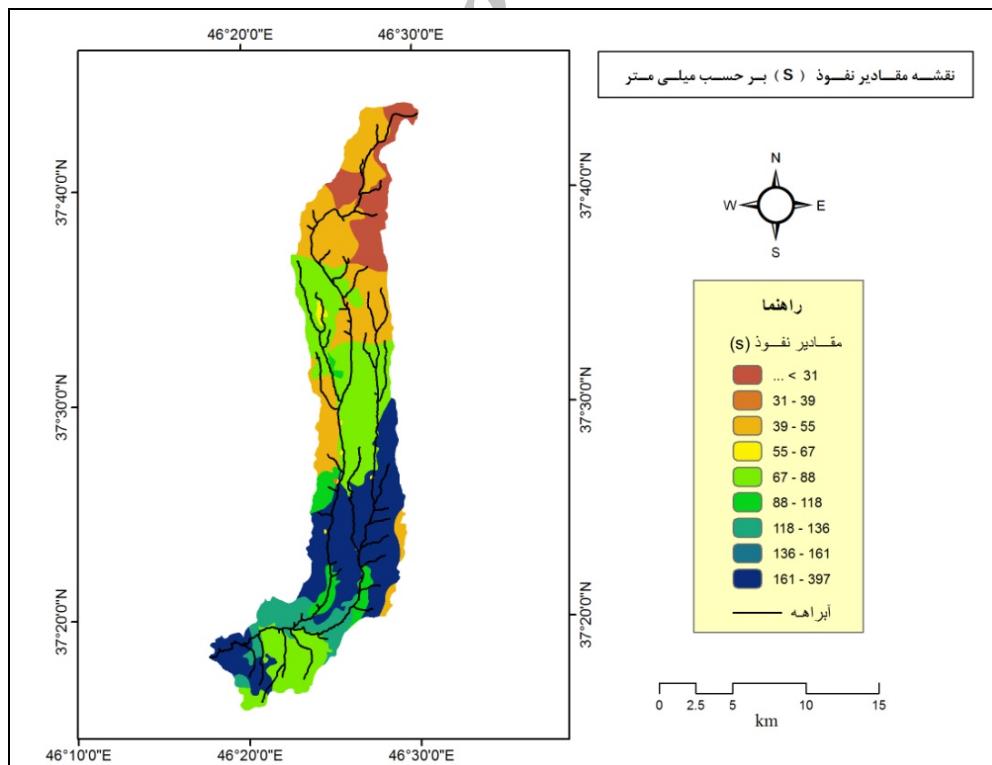
منبع: مهدوی، ۱۳۸۴



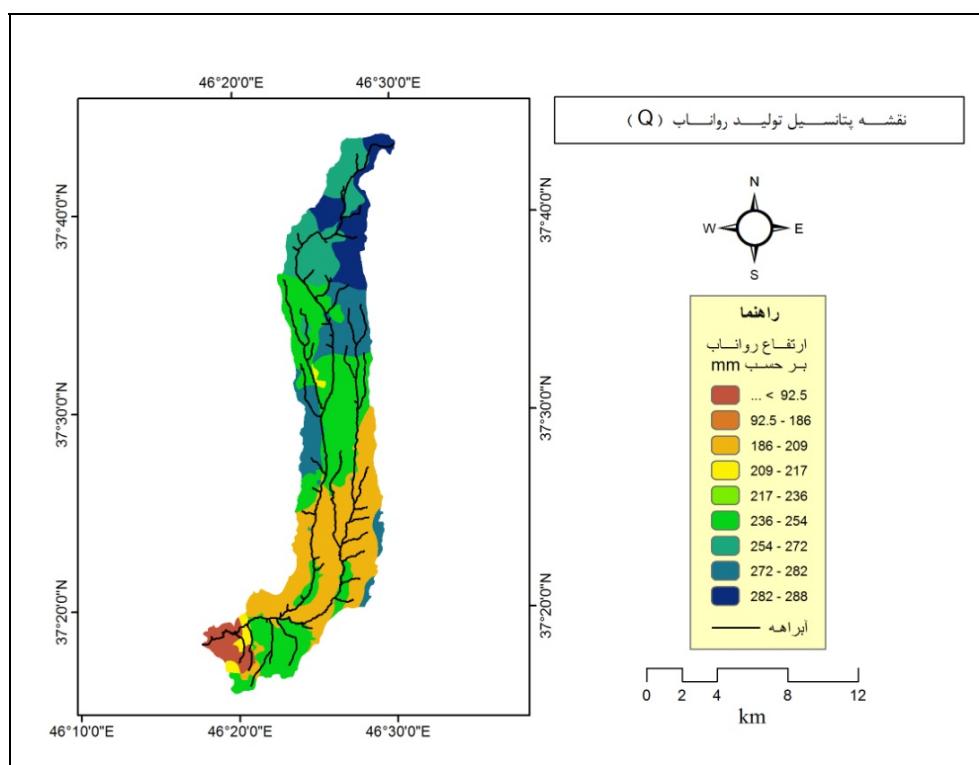
شکل ۲: نقشه گروههای هیدرولوژیک خاک در حوضه آبخیز لیلان چای



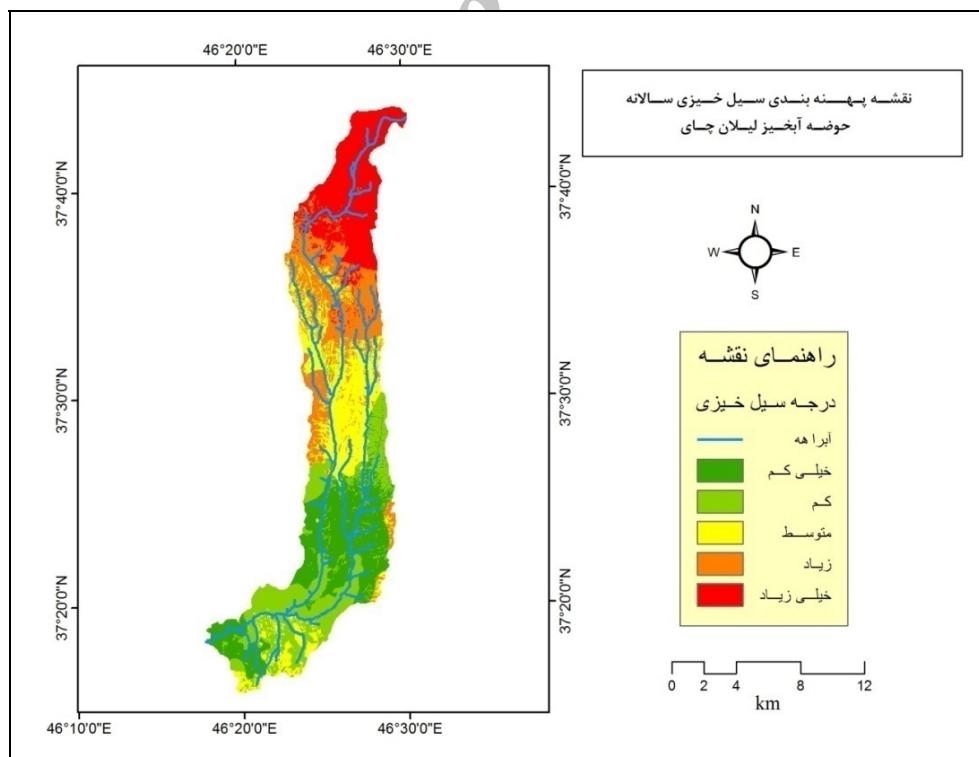
شکل ۳: نقشه شماره منحنی CN حوضه آبخیز لیلان چای



شکل ۴: نقشه مقادیر نفوذ S بر حسب میلیمتر مقطعه مورد مطالعه



شکل ۵: نقشه پتانسیل تولید رواناب Q در حوضه آبخیز لیلان چای



شکل ۶: نقشه پهنه بندی سیل خیزی سالانه در حوضه آبخیز لیلان چای

## نتیجه گیری

با تلفیق نقشه رواناب، کاربری اراضی، پوشش گیاهی، نقشه شیب و... نقشه‌های پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی سالانه تهیه گردید که در این نقشه‌ها میزان سیل‌خیزی حوضه را با درجه سیل‌خیزی خیلی زیاد، زیاد، متوسط، کم، خیلی کم مشخص گردیده است. نتایج به دست آمده در این تحقیق را می‌توان به صورت زیر خلاصه کرد: نقشه‌های پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی منطقه با درجه سیل‌خیزی خیلی زیاد، زیاد، متوسط، کم و خیلی کم به راحتی از هم دیگر قابل تفکیک هستند. از روی این نقشه‌ها چنین برداشت می‌شود که پتانسیل تولید رواناب در قسمتهایی که دارای سازنده‌های آندریت داسیتی، آندریت کوارتزی، خاکستر آتشفسانی و... هستند و نقاطی که تقریباً شیب زیادی دارند درجه سیل‌خیزی بیشتر می‌باشد.

شیب به عنوان یکی از پارامترهای موثر در پتانسیل سیل‌خیزی، در حوضه آبخیز لیلان‌چای با توجه به تجزیه و تحلیل نقشه شیب، CN، رواناب، پهنه‌بندی سیل، چنین استنباط می‌شود که نقاطی که دارای شیب زیاد هستند دارای درجه سیل‌خیزی خیلی زیاد می‌باشند، بنابراین در حوضه مورد مطالعه نیز قسمت بالا دست حوضه به دلیل دارا بودن شیب زیاد دارای بیشترین مقدار پتانسیل سیل بوده و با کاهش شیب از مقدار سیل کاسته شده است ولی این حالت کاهش سیل با کاهش شیب در قسمت پایین دست حوضه ثابت نبوده، و این عامل بیشتر به دلیل وجود آبرفت‌های جدید در قسمتهای پایین دست حوضه می‌باشد که باعث افزایش نفوذناپذیری رواناب شده و میزان سیل‌خیزی کاهش می‌یابد. لذا می‌توان چنین بیان کرد علیرغم اهمیت شیب در بین پارامترهای موجود، شبکه سازندهای زمین‌شناسی و رخساره‌ها نیز در کنار عامل شیب می‌توانند در پتانسیل سیل‌خیزی حوضه آبریز دارای اهمیت باشند، به این علت که عدم نفوذناپذیر بودن سازندهای آندریت داسیتی، آندریت کوارتزی، خاکستر آتشفسانی و... باعث افزایش پتانسیل سیل در بالا دست حوضه شده است. همانطوری که نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل‌خیزی نشان می‌دهد بیشترین پتانسیل سیل‌خیزی در نقاطی از حوضه صورت می‌گیرد که علاوه بر عامل شیب، سازندهای نفوذناپذیر زمین‌شناسی نیز وجود دارند.

با توجه به این که حوضه مورد مطالعه در قسمت شمال غرب کشور در مسیر بادهای غربی قرار گرفته است. ورود این بادها از اوایل پاییز شروع شده و تا بهار ادامه می‌یابد. اوایل زمستان و اوایل بهار پر بارش‌ترین زمان حوضه می‌باشد. و علت این امر را می‌توان به دلیل عرض جغرافیایی بالای حوضه، که هنوز بادهای غربی به طور کامل عقب نشینی نکرده‌اند، دانست. در مجموع مقادیر زیاد نزولات جوی در این فصل از سال در حوضه، بر اثر فراهم شدن شرایط هم‌رفت دامنه‌ای در دامنه‌های آفتابگیر می‌باشد که در منطقه به بارش‌های نیسان موسوم است. البته باید یادآور شد که در اقلیم هر منطقه‌ای علاوه بر عوامل خارجی، عوامل محلی مانند ارتفاع، عرض جغرافیایی، دوری و نزدیکی به دریا و... نیز دخالت داشته و در نوع اقلیم موثر واقع می‌شوند. در واقع ترکیب عوامل محلی و بیرونی است که آب و هوای منطقه را مشخص می‌کند. و با تجزیه تحلیل نقشه‌های همبارش، نقشه‌های رواناب و نقشه سیل‌خیزی مشخص گردید که بیشترین میزان سیل در فصل بهار به دلیل ذوب برفها و بارش‌های موسوم به نیسان رخ می‌دهد. با در نظر گرفتن نقشه پهنه‌بندی سیل خیزی حوضه مشاهده می‌شود که میزان سیل خیزی حوضه در نواحی مرتفع و پرشیب که میزان پوشش گیاهی و ضخامت خاک کم، و نفوذ پذیری خاک حداقل می-

باشد، حداکثر سیل خیزی را در حوضه مورد مطالعه داریم. نواحی مرتفع منطقه که در شمال و شمال غربی آن واقع شده و این نواحی پوشیده شده از سازند های آتشفسانی دامنه های سهند است و در تشدید سیل خیزی به دلیل نفوذ پذیری کم موثر است. هرچه به مناطق پست و جنوبی حوضه نزدیک میشویم به دلیل کاهش شبیب اراضی و بهبود وضعیت پوشش گیاهی، نفوذپذیری بالای خاک را شاهد هستیم که این نیز به نوبه خود پتانسیل سیل خیزی منطقه را کاهش می دهد.

میزان سیل خیزی در قسمت شرقی حوضه نسبت به قسمتهای دیگر حوضه بیشتر می باشد. و با توجه به نقشه های پوشش گیاهی، کاربری اراضی، زمین شناسی و... میزان نفوذ S در قسمت غرب حوضه بیشتر بوده و در نتیجه مقدار تولید رواناب Q کمتر شده و لذا در نقشه های نهایی پهنه بندی پتانسیل سیل خیزی حوضه مقدار سیل خیزی در قسمت غرب حوضه کمتر می باشد.

نقشه پهنه بندی پتانسیل سیل خیزی در واقع نشان دهنده پخش منطقه ای رواناب در درون حوزه آبخیز می باشد. در این نقشه مناطق با پتانسیل سیل خیزی زیاد و کم به سهولت قابل تشخیص است. از روی این نقشه چنین برداشت می شود که پتانسیل تولید رواناب، در حاشیه ارتفاعات این حوزه که دارای شبیب زیاد و تشکیلات زمین شناسی از نوع سخت (سنگهای آذرین) هستند، مقادیر زیادی داشته و دارای بالاترین رده پتانسیل سیل خیزی می باشد.

مقایسه دو عامل CN و شبیب آبراهه در هر یک از زیر حوضه ها و اثر آن دو، در دبی خروجی محل مورد نظر نشان می دهد که اثر عامل CN در مقدار کاهش دبی خروجی نسبت به عامل شبیب آبراهه آشکار تر است. این اثر کاهشی در واحد های هیدرولوژیک حساس تر نیز با تفاوت نسبتا آشکارتری نسبت به شبیب آبراهه دیده می شود. نکته قابل توجه اثر معکوس شبیب آبراهه مخصوصا در واحد های هیدرولوژیک D و C می باشد که باید مورد توجه قرار گیرد. در مجموع در بین عوامل مؤثر بر سیل خروجی حوضه در واحد های هیدرولوژیک، مهمترین و در عین حال ساده ترین عامل از لحاظ کنترل و تأثیر آن بر سیل خروجی حوضه، عامل CN می باشد که بیشتر به پوشش گیاهی ارتباط دارد. در هر حال جزئیات بیشتر این موارد نیاز به مطالعات تفصیلی دارد. در پایان باید یادآوری شود که با توجه به نمودارهای حساسیت زیر حوضه ها نسبت به عامل شبیب آبراهه ها، توجه به این نکته مهم ضروری است که در برخی موارد این امکان وجود دارد که عملیات کاهش شبیب در واقع اثر معکوس بر دبی اوج خروجی حوضه بگذارد.

بررسی اثر تغییرات عامل CN در سیل خیزی حوضه نشان می دهد که این عامل در دامنه + و - ۱۰ درصد که تقریباً دامنه معقولی برای مدیریت سیل در این حوضه می باشد صورت گرفت. برای این کار ابتدا مقادیر CN جدید تعیین و با استفاده از آن، مقدار تلفات اولیه برای هر واحد هیدرولوژیک در دامنه تعیین شده محاسبه شد و سپس با در نظر گرفتن شبیب هر واحد هیدرولوژیک نسبت به محاسبه زمان تاخیر مربوطه اقدام شد.

نتایج حاصل نشان داد به جز زیر حوضه C که بطور بسیار جزئی در جهت عکس زیر حوضه های دیگر عمل می کند، در سایر زیر حوضه ها کاهش عدد CN با دامنه متفاوتی در سیلان خروجی حوضه اثر می گذارند در این حوضه واحد های هیدرولوژیک B و C و بویژه واحد هیدرولوژیک D نسبت به تغییرات عامل CN و تأثیر آن در

سیل خروجی حوضه حساسیت بیشتری دارند. لازم بیادآوری است در محاسبات مربوط به سیل و سیل خیزی، نقش کاربری حوضه در عدد منحنی (CN) نهفته است. دو لایه مهمی که منجر به تعیین عدد منحنی می‌شوند وضعیت خاک و پوشش گیاهی است بنا بر این از طریق تحلیل CN می‌توان رهنماوهای مورد نیاز برای مدیریت عملیات بیولوژیک جهت کنترل سیل ارایه کرد.

در یک جمع‌بندی کلی، نتایج بدست آمده از این تحقیق را به شرح زیر می‌توان خلاصه نمود و در برنامه ریزی‌های آینده از آن برای حل مشکلاتی چون کم آبی‌ها، کنترل و مهار سیلاب‌ها و کنترل فرسایش‌های خاک مرتبط با آن بکار برد. در نقشه پهنه‌بندی پتانسیل سیل خیزی منطقه، با درجه سیل خیزی خیلی زیاد، زیاد، متوسط، کم و خیلی کم به راحتی از هم دیگر قابل تفکیک هستند و لذا رعایت اصول و ضوابط مهندسی رودخانه در احداث پل‌ها مطابق استاندارد و مطالعه و اجرای طرح‌های سیستم هشدار دهنده سیل در مسیرهای پرجمعیت رودخانه الزامی است. و ارایه خدمات آموزش عمومی از طریق جمعیت هلال‌احمر، آموزش و پرورش و... با هماهنگی کمیته‌های فرعی پیشگیری از سیل در منطقه، همچنین ایجاد و ساخت سد و آب بندها بهترین چاره است که می‌توان در تولید برق و آبیاری از آن در منطقه استفاده کرد. و در نهایت، در مناطق با پوشش گیاهی اندک و تنک حفاظت از مراعع و کشت گیاهان مرتعی و جلوگیری از تبدیل مراعع به دیم زار‌های کم محصول و رعایت کردن زمان چرای دام در مراعع و جلوگیری از کندن درختان و بوته‌ها در منطقه ضروری است.

#### منابع

۱. آخوندی، الف، (۱۳۸۰): بررسی مدل شماره منحنی در برآورد سیل با استفاده از سیستمهای اطلاعات جغرافیایی، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشکده منابع طبیعی و علوم دریانی، دانشگاه تربیت مدرس، استاد راهنما دکتر فرج‌زاده.
۲. پناهی، ن، (۱۳۸۴): برآورد رواناب به روش شماره منحنی (CN) با استفاده از سیستم اطلاعات جغرافیایی، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، استاد راهنما حسین محمدی.
۳. حیدری ژاله، علی و همکاران، (۱۳۸۷): بررسی قابلیت بهینه سازی پهنه سیلاب بوسیله GIS و HEC-RAS تبریز، سومین کنفرانس مدیریت منابع آب ایران.
۴. رهنمای، اردشیر، (۱۳۸۷): برآورد رواناب سطحی در حوضه آبریز بشار به روش CN، پایان نامه کارشناسی ارشد دانشگاه تربیت مدرس، استاد راهنما منوچهر فرج‌زاده.
۵. سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح؛ نقشه توپوگرافی در مقیاس ۱:۵۰۰۰۰، آشان و مغانجیق، ۱۳۷۵.
۶. سازمان زمین شناسی کشور؛ نقشه زمین شناسی در مقیاس ۱:۱۰۰۰۰۰، اسکو و مراجه.
۷. عبدالی، پرویز و رسولی، مسعود، (۱۳۸۰): گزارش پهنه‌بندی خطر سیل در حوضه آبخیز زنجان رود، انتشارات مرکزی تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری کشور.
۸. علیجانی، بهلول، (۱۳۷۹): آب و هوای ایران، انتشارات پیام نور.
۹. علیزاده، امین، (۱۳۸۶): اصول هیدرولوژی کاربردی، انتشارات آستان قدس رضوی.

۱۰. غیور، حسنعلی، (۱۳۷۱): پیش بینی سیلاب در مناطق مرطوب، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۲۵، ص

.۴۹-۲۵

۱۱. قهروندی تالی، منیزه، (۱۳۸۵): ارزیابی مدل CN در تخمین رواناب، مطالعه موردی حوضه آبریز سد امیرکبیر (کرج)، مجله جغرافیا و توسعه، شماره ۳، ص ۱۸۵-۱۹۸.

۱۲. طاهری، م و لندی، ا، (۱۳۸۴): کاربرد تکنیک های سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی در تهیه نقشه شماره منحنی جهت برآورد حجم رواناب، همایش ملی مدیریت شبکه های آبیاری و زهکشی، دانشگاه شهید چمران اهواز.

۱۳. مهدوی، محمد، (۱۳۸۴): هیدرولوژی کاربردی (جلد اول، دوم)، انتشارات دانشگاه تهران، چاپ پنجم.

۱۴. موحد دانش، علی اصغر، (۱۳۸۷): هیدرولوژی آبهای سطحی ایران، انتشارات سمت، چاپ پنجم.

۱۵. نیک نژاد، داود و علیزاده، عزت ا...، (۱۳۸۵): مطالعه سیلاب و کنترل آن در دو زیر حوزه متنه به دریاچه ارومیه، کارگاه فنی همزیستی با سیلاب.

16. Chow Vent e, Maidment Davidr, Mays Larry W, (1988): Applied Hydrology, McGraw-Hill international editions civil Engineering series, pp:572.
17. Drayton, R. S., Wild, B. M., Haris, J. H., (1992): Geographical Information System approach to distributed modeling, In: Terrian Analysis and Distributed Modeling in Hydrology, Ed. K.J. Beven, I. D. Moore, John wiley & Sons, UK.
18. Thomas W. O. and M. A. Benson (1968): uniform flood freqency estimating methods for federal agencess water resources geology. P. 891-908.
19. Pramod kumar K N. Tiwar and D K pal (1991): Establishhng SCS Runoff curve Number from IRS Digital Data Base. Journal of the Indian Society of Remote Sensing.
20. N. T. Kottekoda L. Natale E. Raiteri (2000): Statistical modeling of daily streamflows using rainfall input and curve number technique, Journal of Hydrology.
21. Singh, V. P., (1998): Hydrologic System, Rainfall Runoff Modeling, Vol. 1, John Wiley & sons, UK.
22. Sinnakaudan S. K. Ghani A. A. Ahmad S. S. and Zakria N. A. (2003): Flood risk mapping for pari River.
23. Soil Conservation Service, (2005): A Guide to Hydrologic Analysis using SCS Method, Washington D. C.
24. Xiaoyong Zhan, Min-Lang Huang (2004): ArcCN-Runoff: anArcGIS tool for generating curve number and runoff maps, Environmental Modelling & Software.
25. Sangjun Im, Seungwoo park, and Taeil Jang (2007): Application of SCS Curve umber Method for Irrigated Paddy Field, KSCE Journal of Civil Engineering.