



شبیه‌سازی جریان روزانه رودخانه و تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بهینه روی آن با استفاده از مدل GIS (مطالعه موردی: حوضه آبریز مرک، استان کرمانشاه)

علی‌اکبر متکان^۱، حسین زینی‌وند^۲، باقر بیات^{۳*}، عبدالرحمان غفوری روزبهانی^۴، بابک میرباقری^۵

۱. دانشیار گروه سنجش از دور و GIS، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی
۲. استادیار گروه منابع طبیعی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه لرستان
۳. دانشجوی کارشناسی ارشد رشته سنجش از دور و GIS، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی
۴. استادیار مرکز تحقیقات کم‌آبی و خشکسالی در کشاورزی و منابع طبیعی
۵. مربی گروه سنجش از دور و GIS، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی

تاریخ پذیرش مقاله: ۱۳۹۰/۴/۲۰

تاریخ دریافت مقاله: ۱۳۹۰/۳/۲۱

چکیده

ضرورت آگاهی از وضعیت منابع آب و نزولات جوی در حوضه‌های آبریز مختلف برای اجرای طرح‌های آبی از یکسو و وجود نداشتن شبکه مناسبی از ایستگاه‌های اندازه‌گیری پارامترهای هواشناسی و آبشناسی از سوی دیگر، اهمیت استفاده از روش‌های غیرمستقیم برای شبیه‌سازی جریان و محاسبه حجم رواناب در حوضه‌های آبریز را بیش از پیش آشکار می‌سازد. در بین روش‌های غیرمستقیم، فنون پیشرفته‌ای نظری سنجش از دور (RS) و سامانه اطلاعات جغرافیایی (GIS)، که امکان اطلاع از شرایط حوضه از جنبه‌های مختلف و تجزیه و تحلیل سریع‌تر و دقیق‌تر این اطلاعات را میسر ساخته‌اند، جایگاه ویژه‌ای در مطالعات هیدرولوژیکی و منابع آب یافته‌اند. این موضوع بر تعداد مدل‌های فیزیکی توزیع یافته مکانی در بستر GIS که در آنها اطلاعات مکانی به صورت واحدهای در سطح پیکسل در کنار داده‌های هیدرولوژی قرار می‌گیرند و امکان درک و بیان فرایندهای پیچیده و پویا را فراهم می‌آورند، افزوده است. مدل WetSpa نمونه‌ای از این مدل‌های هیدرولوژیکی توزیع یافته مکانی است که با هدف رسیدن به راهبردهای مدیریت پایدار آبخیز طراحی و ساخته شد. براساس شبکه سلولی و در مقیاس حوضه آبریز عمل می‌کند و در نتیجه عملکرد آن به صورت پیوسته است. در پژوهش حاضر ابتدا جریان روزانه رودخانه حوضه مرک کرمانشاه - با مساحت ۱۳۸۰ کیلومترمربع - با استفاده از مدل GIS و با شرایط کاربری اراضی فعلی شبیه‌سازی شده و بعد از کالیبراسیون و اعتبارسنجی مدل به تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بر روی جریان - به ویژه دبی پیک جریان - پرداخته شد. برای این منظور نقشه کاربری بهینه حوضه با استفاده از مدل آمایش سرزمین مخدوم تولید شد و مجدداً جریان رودخانه بهوسیله مدل شبیه‌سازی گردید. نتایج حاصل از به کارگیری مدل WetSpa در حوضه آبریز مرک دقیق معادل ۷۷ درصد را براساس ضریب ناش - ساتکلیف (NS) نشان می‌دهد. همچنین شبیه‌سازی جریان رودخانه تحت سناوریوی کاربری بهینه نشان داد که هیدرولوگراف جریان رودخانه با تأخیر به اوج خود می‌رسد و در مقایسه با هیدرولوگراف کاربری فعلی دیرتر فروکش می‌کند. افزون بر اینها، دبی اوج هیدرولوگراف نیز بعد از تغییر کاربری بهینه پایین‌تر آمده است.

کلیدواژه‌ها: شبیه‌سازی جریان، آمایش سرزمین، مدل توزیع یافته، حوضه آبریز مرک، مدل GIS، WetSpa

* نویسنده مکاتبه‌کننده: تهران، اوین، دانشگاه شهید بهشتی، گروه سنجش از دور و GIS، تلفن ۰۹۱۸۳۱۷۶۰۲۰

Email: Bagher.Bayat@gmail.com

۱- مقدمه

یافتن پاسخ و راه حلی برای «چه اقداماتی برای دستیابی به چنین وضعیتی باید انجام داد؟» از مهم‌ترین مسائلی است که باید در برنامه‌ریزی و توسعه منابع آب برای توسعه پایدار در نظر گرفته شوند (امینی فسخودی، ۱۳۸۵).

توسعه تکنولوژی GIS شیوه‌های بسیار کارآمد، مؤثر و مقرن به صرفهای را برای مطالعه سیستم‌های هیدرولوژیک فراهم کرده است. این موضوع در گسترش مدل‌های توزیع یافته‌مکانی در بستر GIS که در آن اطلاعات مکانی به صورت واحدهای در سطح پیکسل در کنار داده‌های هیدرولوژی قرار می‌گیرند، سهم بسزایی دارد. مدل‌های توزیعی برای شناسایی تأثیر تغییرات مکانی خصوصیات فیزیکی آبریز بر فرایندهای هیدرولوژی شرح و بسط یافته‌اند. در اغلب مدل‌های توزیعی، حوضه به واحدهای کوچک سلولی تقسیم می‌شود و مدل‌سازی برای هر یک از سلول‌ها انجام می‌گیرد و به خروجی حوضه منتقل می‌شود. اگرچه شناسایی تغییرات مکانی تمامی خصوصیات آبریز نظری جنس زمین، رطوبت خاک، شب زمین، بارش و دیگر عوامل دشوار است، ولی امروزه با استفاده از اطلاعات رقومی ماهواره‌ها به همراه بهره‌گیری از سامانه اطلاعات جغرافیایی این امکان فراهم آمده است.

مدل هیدرولوژیکی توزیع یافته مکانی^۱ - WetSpa - که نخستین بار وانگ و همکارانش (۱۹۹۶) آن را ارائه کردند و سپس دوسمت و دیگران (۲۰۰۰) به تکمیل آن پرداختند - از مدل‌های توزیعی مناسبی است که در بسیاری از حوضه‌های آبریز در کشورهای مختلف برای شبیه‌سازی کلیه مؤلفه‌های هیدرولوژیکی از جمله شبیه‌سازی جریان رودخانه در سطح پیکسل به کار رفته است. توانایی مدل در شبیه‌سازی فرایندهای هیدرولوژیکی پیچیده حوضه‌های آبریز از یک سو و پیش‌بینی و تحلیل مکانی - زمانی مؤلفه‌های

1. Water and Energy Transfer Between Soil, Plants and Atmosphere

رواناب حاصل از بارندگی و ذوب برف از منابع عمده آب به شمار می‌آید که در کشور ایران با توجه به خصوصیات آب و هوایی (خشک تا نیمه‌خشک) از نظر تأمین آب مورد نیاز کشاورزی، صنعتی و شرب دارای اهمیت ویژه‌ای است. بخش زیادی از حجم نزولات جوی با توجه به شرایط و خصوصیات حوضه‌های آبریز و بارندگی‌ها به رواناب تبدیل می‌شود. آگاهی از میزان و حجم رواناب حاصل از بارش‌ها - بهویژه در مناطقی که آمار اندازه‌گیری از نزولات جوی و جریان آبهای سطحی موجود نیست - برای مدیریت و برنامه‌ریزی صحیح منابع آب کشور بسیار مهم است. با توجه به اهمیت و حساسیت مهار آبهای سطحی - بهویژه در کشور ایران که مسئله کمبود آبی در پنهانه وسیعی از کشور وجود دارد - نیاز به شناسایی و به مدل درآوردن رفتار رودها و شریان‌های آبی برای برنامه‌ریزی‌های بلندمدت و استفاده بیشتر و بهتر از پتانسیل‌های آنها عمیقاً احساس می‌شود (بیات، ۱۳۸۹). جدید التأسیس بودن بیشتر ایستگاه‌های هیدرومتری، نواقص موجود در آمار اکثر این ایستگاه‌ها، قرار گرفتن بیشتر رودها در مناطق خشک، وضعیت بحرانی برداشت آبهای زیرزمینی و لزوم توجه بیشتر به آبهای سطحی همه و همه دلایلی است که شبیه‌سازی، پیش‌بینی و تولید آمار مصنوعی در حوضه‌های آبریز را بیش از پیش ضرورت می‌بخشد. بهمنظور مواجهه با این وضعیت، به برنامه جامع استفاده از سرزمین (آب و زمین) نیاز است که در آن کاربری‌ها در چارچوبی مشخص به صورت منطقی و متناسب با توان محیط انتخاب شوند. ارزیابی توان بالقوه منابع طبیعی (کاربری بهینه) برای برنامه‌ریزی‌های مختلف می‌تواند کمک مؤثری در دستیابی به برنامه جامع مذکور باشد. پژوهش در زمینه روش‌های مدیریت جامع منابع آب نیازمند فتوونی است که توان و امکان دورنگری، پیش‌بینی و درک و بیان فرایندهای پیچیده و بیویا را فراهم می‌آورد. تشخیص و تعیین بهترین وضعیتی که «می‌تواند و باید باشد» و

درصد دست یافتند و نتیجه تحقیق شان نشان داد که با اعمال سناریوهای تغییر کاربری، تغییرات محسوسی در حجم سیلاب، دبی پیک و زمان رسیدن به دبی پیک حاصل می‌شود. بهره‌مند (۲۰۰۶) در پایان نامه دکتری اش شبیه‌سازی جریان رودخانه را با مدل WetSpa در رودخانه هورنارد اسلواکی انجام داد. نتایج تحقیق وی انطباق خوبی را بین هیدروگراف حاصل از مدل و هیدروگراف مشاهداتی نشان داد و مدل با استفاده از معیار ناش - ساتکلیف، هیدروگراف‌های بروزانه را با دقت ۷۵ تا ۸۵ درصد پیش‌بینی کرد. بهره‌مند همچنین تأثیرات تغییر کاربری اراضی را بر روی سیلاب آبریز مارگسانی - هورنارد در اسلواکی بررسی کرد و به این نتیجه رسید که اجرای سناریوهای جنگل کاری باعث کاهش ۱۲ درصدی دبی پیک شده است و زمان تا اوج هیدروگراف‌های شبیه‌سازی شده را ۲۰ ساعت طولانی‌تر از زمان تا اوج هیدروگراف‌های کاربری فعلی کرده است. نورمحمد و همکاران (۲۰۰۶) در تحقیقی با عنوان مدل سازی هیدرولوژیک رودخانه حوضه بالایی سورینام با استفاده از مدل GIS و WetSpa با استفاده از نقشه‌های ورودی پایه و اطلاعات هواشناسی از سال ۱۹۷۸ تا ۱۹۸۳ به آزمون مدل در حوضه‌ای گرم‌سیری پرداختند. آنها بیلان آبی و هیدروگراف خروجی حوضه را شبیه‌سازی کردند. نتایج این تحقیق شاخص ناش - ساتکلیف ۸۵ درصد را به دست داد. زینیوند (۲۰۰۹) مازول‌هایی را برای شبیه‌سازی ذوب برف و فرسایش خاک و انتقال رسوب مدل WetSpa ارائه کرد. مازول ذوب برف در ۳ حوضه آبریز هورناد اسلواکی، حوضه مارگسانی - هورناد و حوضه آبریز سد لتيان به کار گرفته شد و با استفاده از معیار ناش - ساتکلیف به ترتیب ۷۹٪، ۷۹٪ و ۸۰٪ برای جریان رودخانه به دست آمد. مازول فرسایش و انتقال رسوب هم در حوضه‌های آبریز مارک بک، هورناد و سد لتيان آزمون شد و نتایج، قابلیت بالای مازول را در شبیه‌سازی جریان رودخانه و فرسایش و رسوب در حوضه‌های آبریز ذکر شده، نشان داد.

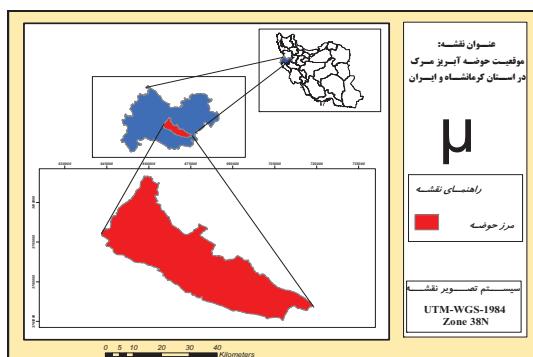
هیدرولوژیکی نظیر رواناب سطحی، رطوبت خاک، سرعت آب و جز آن از سوی دیگر، این مدل را از مدل‌های یکپارچه‌ای که در آنها واحدهای کاری بزرگ‌تر از پیکسل مبنای عمل هستند، متمایز ساخته است. مطالعات متفاوتی در مورد مدل‌سازی جریان رودخانه و نقشه‌بندی مؤلفه‌های بیلان آبی با استفاده از مدل WetSpa انجام شده است. وانگ و دیگران (۱۹۹۷) مدل توزیعی WetSpa را برای پیش‌بینی انتقال آب و انرژی بین خاک، گیاهان و اتمسفر برای نخستین بار در محیط GIS و در مقیاس پیکسل در حوضه آبریز ارائه کردند. آنها به منظور اعمال اثر متقابل رواناب سطحی و آب زیرزمینی در حوضه آبریز ترکلپ - مولنیک در بلژیک، مدلی را پیشنهاد کردند. نتایج بیانگر این بود که مدل به خوبی قابلیت پیش‌بینی رواناب را داراست. گبرمسکل و دیگران (۲۰۰۲) در مقاله‌ای به برآورد سیلاب با استفاده از GIS و مدل هیدرولوژیکی توزیعی WetSpa در حوضه آذربایجان پرداختند. آنها با استفاده از داده‌های ۶ ساله، دبی رودخانه را برآورد کردند و با مقایسه آنها با دبی اندازه‌گیری شده نتایج خوبی به دست آورده‌اند. لی‌یو و همکاران (۲۰۰۳) در مقاله‌ای به بررسی انتقال جریان براساس مدل‌سازی سیلاب در حوضه آذربایجان در لوگزامبورگ پرداختند. آنها مدل را با داده‌های دبی و رواناب ساعتی مشاهده شده در ۳۰ ماه آزمون کردند و نتایج شان بیانگر توانایی بالای مدل به منظور بررسی تأثیر تغییر کاربری اراضی و پوشش خاک بر روی رفتار هیدرولوژی رودخانه بود. لی‌یو و همکاران (۲۰۰۴) به بررسی تأثیرات تغییر کاربری بر روی حوضه آبریز استینسل در لوگزامبورگ با استفاده از مدل WetSpa در محیط GIS پرداختند. آنها از داده‌های ۱۹۹۶ تا ۱۹۹۹ برای کالیبراسیون مدل و از داده‌های ۲۰۰۰ تا ۲۰۰۱ برای واسنجی و ارزیابی مدل استفاده کردند. آنها در تحقیق مذکور ضمن استفاده از سناریوهای تغییر کاربری (افزایش مناطق شهری، جنگل کاری و جنگل‌زدایی) به شاخص آماری ناش - ساتکلیف ۸۱

نخستین بار در کشور از مدل توزیع یافته مکانی WetSpa برای شبیه‌سازی و تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بهینه روی جریان روزانه، استفاده می‌شود.

۲- مواد و روش‌ها

۲-۱- منطقه مطالعه

حدوده مورد مطالعه حوضه آبریز مرک به وسعت حدوداً ۱۳۸۰ کیلومتر مربع واقع در استان کرمانشاه است و از نظر هیدرولوژی، حوضه آبریزی مستقلی به شمار می‌آید. این منطقه بین $21^{\circ} 55' 46''$ تا $20^{\circ} 22' 46''$ طول شرقی و $34^{\circ} 0' 1''$ تا $34^{\circ} 25' 53''$ عرض شمالی واقع شده و منطقه‌ای کوهستانی است که دشت ماهیدشت در قسمت مرکزی آن قرار گرفته است. در شکل ۱ موقعیت حوضه آبریز مرک در ایران و استان کرمانشاه نمایش داده شده است.



شکل ۱. موقعیت حوضه آبریز مرک در ایران و استان کرمانشاه

۲-۲- داده‌ها

در پژوهش حاضر به منظور شبیه‌سازی جریان رودخانه و بررسی تأثیر تغییر کاربری بهینه روی آن، از داده‌های زیر استفاده گردید:

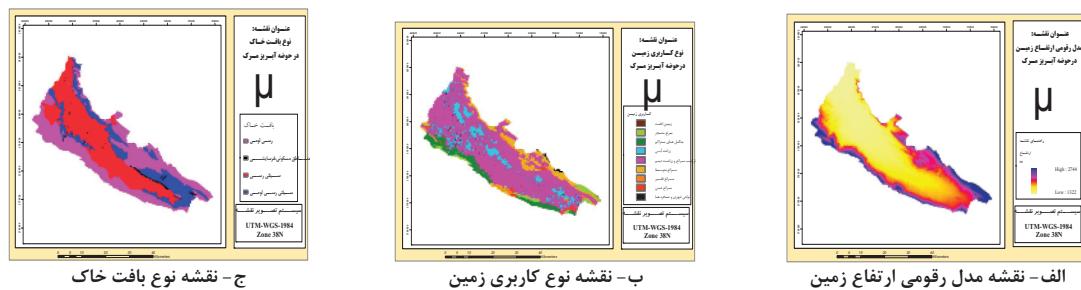
(الف) نقشه کاربری اراضی حوضه آبریز مرک تهیه شده در پژوهشکده حفاظت خاک و آبخیزداری کشور به منظور تولید نقشه‌های توزیعی پوشش گیاهی. طبق گزارش‌های موجود، این نقشه از تصویر ماهواره‌ای

زینی‌وند و دوسمت (۲۰۰۹b) به شبیه‌سازی توزیع مکانی فرسایش خاک و رسوب در مقیاس حوضه پرداختند. آنها در مازول فرسایش خاک، با استفاده از معادلات فیزیکی مربوط به تأثیرات قطرات باران بر روی خاک و نیروی برشی رواناب، فرسایش خاک حوضه هورناد اسلواکی را شبیه‌سازی کردند. در این مطالعه شاخص ناش - ساتکلیف برای دبی، رسوب معلق و بار رسوبی به ترتیب برای 96 , 46 و 93 درصد به دست آمده است. صفری و همکاران (۲۰۱۰) در تحقیقی که هم‌سو با فاز دوم ارزیابی مدل‌های توزیعی چند حوضه واقع در منطقه اوکلاهما، آرکانزاس و میسوری انجام دادند، به منظور آزمون مدل به شبیه‌سازی WetSpa جریان پرداختند. اطلاعات بارندگی در تحقیق ایشان، داده‌های راداری با مقیاس زمانی یکساعتی و داده‌های پایه (نقشه کاربری زمین، مدل رقومی ارتفاع و نقشه خاک‌شناسی) با دقت مکانی 30 متر در دسترس بودند و برای کالیبراسیون و اعتبارسنجی مدل نیز از آمار ۱۷ ایستگاه هیدرومتری استفاده کردند. در پژوهش مذکور به منظور ارزیابی عملکرد مدل در حوضه‌های فاقد آمار ابتدا نتایج اجرای مدل بدون انجام مراحل کالیبراسیون ارزیابی گردید. هر چند بعد از انجام فرایند کالیبراسیون نتایج عملکرد مدل ارتقا می‌یابد اما اجرای مدل در این منطقه حتی بدون کالیبراسیون آن رضایت‌بخش بوده است. در نتایج کالیبراسیون مدل، شاخص آماری ناش - ساتکلیف را 70 تا 90 و نتایج اعتبارسنجی آن را 55 تا 85 درصد محاسبه گردید. در مطالعه حاضر ابتدا جریان روزانه رودخانه حوضه مرک کرمانشاه - با مساحت 1380 کیلومتر مربع - با استفاده از مدل WetSpa در محیط GIS شبیه‌سازی شد و بعد از کالیبراسیون و اعتبارسنجی مدل به تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بهینه بر روی جریان - به ویژه دبی پیک جریان - پرداخته شد. بدین صورت که ابتدا نقشه کاربری بهینه حوضه با استفاده از مدل آمایش سرزمین مخدوم تهیه شد و مجدداً جریان رودخانه به وسیله مدل کالیبره شده، شبیه‌سازی گردید. لازم به ذکر است که در اینجا برای

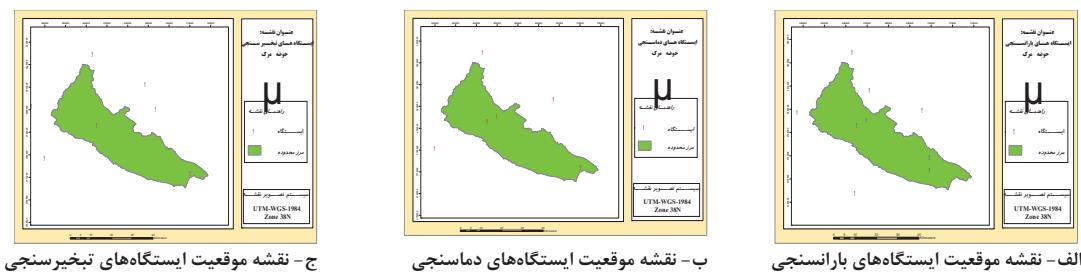
آماری ۱۵ ساله (۱۹۹۰-۲۰۰۵) و ۲۵ ایستگاه باران‌سنجدی، ۸ ایستگاه دماسنجدی و ۱۱ ایستگاه تبخیرسنجدی منطقه استفاده شد. سه نقشه پایه مدل رقومی زمین، کاربری اراضی و بافت خاک در شکل ۲ نمایش داده شده‌اند.

برای انجام این تحقیق محدوده جغرافیایی بزرگ‌تری در اطراف حوضه مرک به نحوی انتخاب شد که به تعداد ایستگاه هواشناسی کافی و واجد آمار معتبر دسترسی حاصل شود. بعد از جمع‌آوری آمار و اطمینان از ارتفاع، طول و عرض جغرافیایی دقیق ایستگاه‌ها با استفاده از تکنیک پلی‌گون‌های تیسن و مرز منطقه مطالعاتی، ایستگاه‌های مؤثر منطقه بهمنظور استفاده در مدل مشخص شدند و ایستگاه‌هایی که فاصله زیادی از منطقه داشتند حذف گردیدند. در نهایت ۹ ایستگاه باران‌سنجدی، ۶ ایستگاه دماسنجدی و ۷ ایستگاه‌ها در شکل ۳ نمایش داده شده است.

لندست سال ۲۰۰۵ با روش طبقه‌بندی نظارت شده^۱ و تفسیر چشمی تهیه شده است. ب) نقشه بافت خاک حوضه مرک. در این حوضه، مطالعه خاک‌شناسی نیمه‌تفصیلی خاک‌شناسی به‌وسیله بخش تحقیقات خاک و آب مرکز تحقیقات کشاورزی و منابع طبیعی استان کرمانشاه انجام گرفت و نقشه بافت خاک طبق این گزارش‌ها و نقشه‌های خاک‌شناسی منطقه تولید شد. ج) مدل رقومی ارتفاع راداری (SRTM^۲) حوضه آبریز مرک. د) نقشه توپوگرافی ۱:۲۵۰۰۰ از سازمان نقشه‌برداری کشور بهمنظور کنترل دقیق مدل رقومی ارتفاع راداری. ه) نقشه حساسیت به فرسایش خاک حوضه تهیه شده در پژوهشکده حفاظت خاک و آبخیزداری کشور به منظور استفاده در مدل آمایش سرزمین. و) نقشه تراکم پوشش گیاهی حوضه تهیه شده در پژوهشکده حفاظت خاک و آبخیزداری کشور به منظور استفاده در مدل آمایش سرزمین. ز) داده‌های اقلیمی: در بررسی هوا و اقلیم حوضه مرک از دوره



شکل ۲. نقشه‌های پایه حوضه آبریز مرک کرمانشاه



شکل ۳. موقعیت ایستگاه‌های هواشناسی مورد استفاده

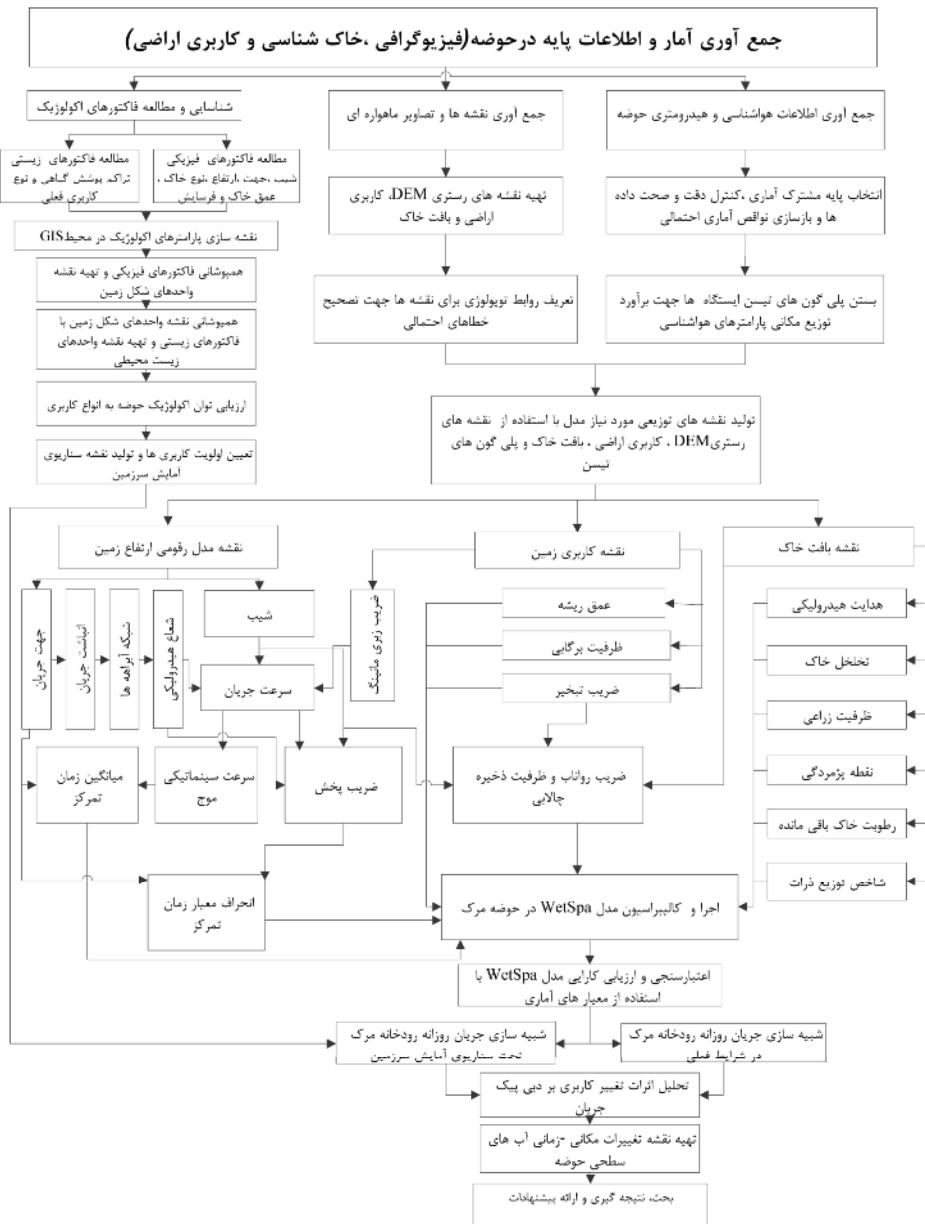
1. Supervised Classification
2. Shuttle Radar Topography Mission

شد. در موقع رفع نواقص آماری ایستگاه‌های تبخیر و تعرق نیز از همبستگی بین آمار دما و تبخیر بهره گرفته شد. بعد از این مرحله آمار هواشناسی مورد نیاز مدل آماده گردید.

۳-۲- روش تحقیق

شکل ۴ روند نمای تحقیق حاضر را نشان می‌دهد.

در مطالعه حاضر ابتدا آمار پایه هواشناسی جمع‌آوری گردید و مورد بازبینی لازم قرار گرفت و پس از اطمینان از صحت و سقم آنها، عملیات تصحیح، تکمیل و رفع نواقص بر روی آنها انجام شد. برای رفع نواقص آماری از روش همبستگی و رگرسیون بین ایستگاه‌ها استفاده شد، با این توضیح که برای رفع شکاف موجود در آمار بارندگی، از آمار ایستگاهی که بیشترین همبستگی را با ایستگاه ناقص داشت استفاده



شکل ۴. نمودار جریانی (روند نما) مراحل انجام تحقیق

سلولی مطابق رابطه (۱) صورت می‌گیرد:

$$D \frac{\Delta \theta}{\Delta t} = P - I - S - E - F - R \quad (1)$$

که در آن $D[L^3 L^{-3}]$ عمق ریشه، $P[LT^{-1}]$ بارش، $I = I_a + Da[LT^{-1}]$ تلفات اولیه شامل ذخیره برگابی و ذخیره چالابی در گام زمانی، $E[LT^{-1}]$ رواناب سطحی یا بارش مازاد، $R[LT^{-1}]$ نرخ نفوذ عمقی از زون ریشه تبخیر و تعرق، $F[LT^{-1}]$ نرخ جریان زیرسطحی در زمان است. در این مدل بارش مازاد با استفاده از روش ضریب رواناب مبتنی بر رطوبت خاک و برمبنای خصوصیات هر شبکه شامل شیب، کاربری، نوع خاک، میزان بارش و رطوبت پیشین خاک محاسبه می‌گردد (رابطه ۲).

$$V = C(P - I)(\theta / \theta_s)^a \quad (2)$$

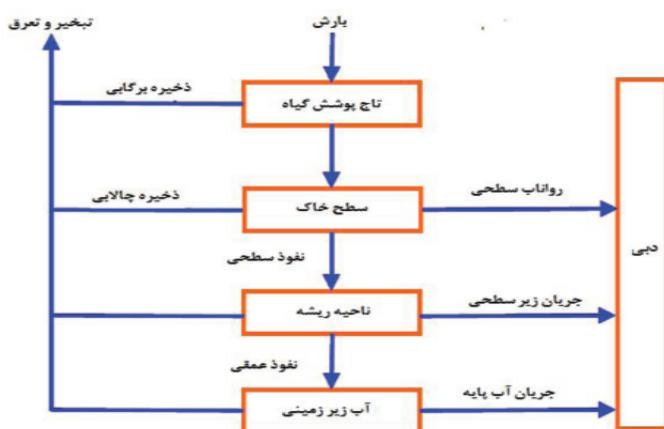
که در آن θ پروزیته خاک، C ضریب پتانسیل رواناب و a ضریبی است که نماینده تأثیرات شدت بارندگی بر میزان بارش مازاد است. میزان نفوذ عمقی به خارج از زون ریشه به صورت تابعی از محتوای رطوبتی خاک، پروزیته خاک و میزان هدایت هیدرولیکی اشباع بیان می‌شود و میزان جریان زیرسطحی نیز براساس قانون دارسی و معادلات موج سینماتیکی محاسبه می‌گردد.

۱-۳-۲- مدل آمایش سزمین مخدوم WetSpa

الف) مدل WetSpa

مدل WetSpa را نخستین بار وانگ و همکارانش در سال ۱۹۹۶ ابداع کردند و سپس دوسمت (۲۰۰۰) و لی یو و دیگران (۲۰۰۳) و زینیوند و دوسمت (۲۰۰۹) آن را شرح و بسط دادند. این مدل نوعی مدل هیدرولوژیکی و فرسایش خاک است که باران اصلی‌ترین ورودی قیمت هیدرولوژیکی آن به شمار می‌آید. از آنجا که مدل براساس شبکه سلولی طراحی شده است، برای هر شبکه سلولی، ۴ لایه در جهت عمودی در نظر گرفته می‌شود (Liu et al. 2004) که عبارت‌اند از: لایه تاج پوشش، زون ریشه، زون انتقال و زون اشباع. مندل در هر شبکه سلولی با توجه به میزان بارش، دما و تبخیر و تعرق، مقدار ذخیره برگابی گیاهان، ذخیره چالابی، میزان نفوذ و رواناب تولیدی را شبیه‌سازی می‌کند. ساختار مفهومی مدل WetSpa در شکل ۵ نشان داده شده است. مدل مذکور ابتدا تعادل آب در زون ریشه را محاسبه می‌کند، چرا که مهم‌ترین بخش در نگهداشت آب به شمار می‌آید و همچنین کنترل کننده حجم رواناب سطحی و زیرسطحی، تبخیر و تعرق و دبی آب زیرزمینی است. در توصیف فرایندهای هیدرولوژیکی مدل از ترکیبی روابط فیزیکی و تجربی استفاده شده است.

محاسبه تعادل آب در زون ریشه برای هر شبکه



شکل ۵. ساختار مدل مفهومی WetSpa در مقیاس پیکسل

که در آن $Q(t)$ میزان دبی خروجی، $U(t)$ تابع پاسخ مسیر جريان، τ تأخير زمانی و V حجم رواناب خروجی است.

ب) مدل آمایش سرزمین مخدوم
 تولید نقشه تغییر کاربری این تحقیق با شیوه تجزیه و تحلیل سیستمی (مخدوم، ۱۳۷۸) انجام شده است. این روش که در اصل روش ارزیابی منابع محیطی است، کاربری‌های نظیر جنگل، مرتع، کشاورزی، آبزی پروری، تفرج و گردشگری، و توسعه شهری و روستایی را تعیین و درجه‌بندی می‌کند. ارزیابی و تعیین سرزمین برای هر یک از کاربری‌های ذکر شده با مقایسه پارامترهای زیستی و غیرزیستی هر نقطه از سرزمین و مدل‌ها از پیش ساخته شده برای هر یک از کاربری‌ها انجام می‌پذیرد. به همین دلیل وجود پارامتر اکولوژیکی در هر واحد (فضایی از سرزمین) دلیلی بر توان سرزمین برای انواع کاربری‌ها قلمداد می‌شود. از مهم‌ترین این موارد فاکتورهایی نظیر شیب، ارتفاع، جهت، بافت و عمق خاک، پوشش گیاهی، اقلیم و مانند اینهاست. تجزیه و تحلیل و جمع‌بندی داده‌ها در این روش با استفاده از نقشه و ترکیب آنها صورت می‌گیرد؛ بدین نحو که منابع اکولوژیکی حوضه آبخیز نقشه‌سازی می‌شود و پارامترهای تشکیل‌دهنده اکوسیستم به گونه‌ای با هم ترکیب می‌شوند که مرز اکوسیستم‌ها بر روی نقشه مشخص گردد. بدین ترتیب واحدها و یا یگان‌های به دست آمده در واقع اکوسیستم خرد را نشان می‌دهند و از آنجا که یگان‌های به دست آمده از ترکیب تعداد زیادی از پارامترهای اکولوژیکی به وجود می‌آیند، بهتر می‌توانند توان سرزمین را نمایان سازند - این قابلیت بر اصل ارجحیت روش‌های ارزیابی چند عامله به روش‌های تک عامله یا دو عامله استوار است. واحدهای فوق را واحدهای زیست‌محیطی می‌نامند (مخدوم، ۱۳۷۸). در پژوهش حاضر فقط از منابع اکولوژیک پایدار برای ارزیابی و طبقه‌بندی سرزمین استفاده شده و در ادامه مراحل نقشه‌سازی این منابع آورده شده است. به دلیل گسترده‌گی زیاد طبقات هر مدل (هفت

به این علت که جريان آب زیرزمینی بسیار آهسته‌تر از حرکت آب در سطح و نزدیک به سطح است، جريان آب زیرزمینی به صورت مخزن خطی یکپارچه در مقیاس زیرحوضه تعریف می‌گردد. در این مدل می‌توان به طور اختیاری از روش مخزن غیرخطی نیز استفاده کرد. جريان آب سطحی و زیرسطحی ابتدا در هر شبکه سلولی به سوی کanal اصلی روندیابی می‌شود و در خروجی هر زیرحوضه به آب زیرزمینی می‌پیوندد و سپس کل جريان به سمت خروجی کل حوضه روندیابی می‌شود.

روندیابی جريان سطحی و جريان آبراهه با استفاده از روش معادلات تقریب موج پخشی سنت ونانت انجام می‌گیرد (رابطه ۳).

رابطه (۳)

$$\frac{\partial Q}{\partial t} = d \frac{\partial^2 Q}{\partial X^2} - C \frac{\partial Q}{\partial X}$$

که در آن Q دبی بر حسب مترمکعب بر ثانیه، t زمان، X مسافت در جهت جريان، و C سرعت موج سینماتیکی در پیکسل است.

برای تعیین تابع پاسخ جريان در انتهای مسیر از رابطه (۴) که تابع پاسخ خطی سنت ونانت است استفاده می‌گردد:

رابطه (۴)

$$U(t) = \frac{1}{\sqrt{2\pi t^3 / t_0^3}} \exp \left[-\frac{(t-t_0)^2}{2\sigma^2 t / t_0} \right]$$

که در آن $U(t)$ تابع پاسخ مسیر جريان برای تعیین هیدروگراف واحد لحظه‌ای جريان است و روندیابی مسیر جريان تا خروجی حوضه را ممکن می‌سازد. t زمان جريان و σ انحراف استاندارد زمان جريان است که هر یک بربطق فرمول محاسبه می‌شوند. در نهایت هیدروگراف‌های رواناب مستقیم در خروجی حوضه یا هر نقطه در پایین دست که جريان به هم می‌پیوندد از رابطه (۵) (رابطه حلقه‌ای جريان) محاسبه می‌گردد:

$$Q(t) = \int A \int_{t_0}^t V(\tau) U(T-\tau) d_z d_A \quad \text{رابطه (۵)}$$

باقی‌مانده‌هاست (رابطه ۶). این معیار از مقادیر منفی تا ۱ تغییر می‌کند و هر چه به ۱ نزدیک‌تر می‌شود تناسب بین مقادیر مشاهداتی و مقادیر شبیه‌سازی شده را نشان می‌دهد (Nash and Sutcliffe, 1970).

$$NS = 1 - \frac{\sum_{i=1}^N (Qs_i - Qo_i)^2}{\sum_{i=1}^N (Qo_i - \bar{Qo})^2} \quad (6)$$

۲-۵-۲- معیار ناش – ساتکلیف برای جریان‌های کم (NSL)

این معیار لگاریتم ناش – ساتکلیف (رابطه ۱۰) است که برای جریان‌های کم مناسب است. در واقع با این معیار کیفیت شبیه‌سازی جریان‌های کم ارزیابی می‌گردد و Nash and Sutcliffe, ۱۹۷۰ بهترین مقدار آن ۱ است (.

$$NSL = 1 - \frac{\sum_{i=1}^N [\ln(Qs_i + \varepsilon) - \ln(Qo_i + \varepsilon)]^2}{\sum_{i=1}^N [\ln(Qo_i + \varepsilon) - \ln(\bar{Qo} + \varepsilon)]^2} \quad (7)$$

۳-۵-۲- معیار ناش – ساتکلیف برای جریان‌های زیاد (NSH)

این معیار نیز همان ناش – ساتکلیف است که برای جریان‌های زیاد سازگار شده است. به این صورت که وزن بیشتری به جریان‌های بیشتر (زیادتر) اختصاص می‌دهد (رابطه ۸). بهترین مقدار این معیار ۱ است (Nash and Sutcliffe, 1970).

$$NSH = 1 - \frac{\sum_{i=1}^N (Qo_i + \bar{Qo})(Qs_i - Qo_i)^2}{\sum_{i=1}^N (Qo_i + \bar{Qo})(Qo_i - \bar{Qo})^2} \quad (8)$$

در این رابطه‌ها، Qs_i دبی شبیه‌سازی شده، Qo_i دبی مشاهداتی در گام زمانی i (m^3/s)، \bar{Qo} نشان‌دهنده میانگین دبی مشاهداتی و N تعداد گام‌های زمانی است.

-
1. Nash Sutcliffe coefficient
 2. Nash Sutcliffe coefficient for low flow
 3. Nash Sutcliffe coefficient for high flow

طبقه در هر مدل) و شرایط پارامترهای محیطی آنها، از آوردن تمامی آنها در این بخش صرف نظر شده است. علاقه‌مندان می‌توانند برای مطالعه بیشتر مخدوم (۱۳۸۷) را مطالعه کنند. قابل ذکر است که در تحقیق حاضر، ارزیابی آمایش سرزمین به تمامی طبقات انجام شد اما با توجه به هدف (که بررسی تأثیرات تغییر کاربری روی رفتار هیدرولوژیکی رودخانه است) بیشترین تأکید روی مدل‌های کاربری جنگل‌داری، کاربری‌های کشاورزی و مرتع‌داری، حفاظت محیط زیست و توسعه شهری بوده است.

۴-۲- شبیه‌سازی جریان روزانه با کاربری فعلی

به‌منظور استفاده از مدل توزیعی، WetSpa و نقشه‌های بافت خاک و کاربری زمین به صورت نقشه‌های رستری ۶۰ متری درآمدند. در گام بعدی با استفاده از نقشه‌های پارامترهای فیزیکی – هیدرولوژیکی مورد نیاز برای شبیه‌سازی جریان رودخانه با استفاده از سه نقشه پایه (نقشه کاربری اراضی، بافت خاک و مدل رقومی ارتفاع) در محیط GIS و با استفاده از جداول مرجع مدل ساخته می‌شدند. در تحقیق حاضر تمامی این نقشه‌ها (حدود ۳۰ نقشه) تولید و در یک پایگاه داده ذخیره شدند. سپس با استفاده از آمار ۳ ساله (از ۲۰۰۳ تا ۲۰۰۵) بارندگی، دما و تبخیر روزانه مدل WetSpa در منطقه مرک به اجرا درآمد و بعد از کالibrاسیون آن با استفاده از آمار سال ۲۰۰۵، مدل با استفاده از آمار ۲ سال باقی‌مانده (۲۰۰۳ و ۲۰۰۴) مورد ارزیابی (اعتبارسنجی) قرار گرفت.

۵-۲- ارزیابی کارایی مدل WetSpa

برای ارزیابی نتایج خروجی مدل از معیارهای آماری زیر استفاده می‌شود.

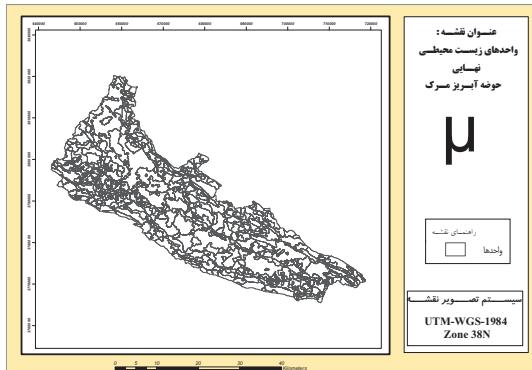
۱-۵-۲- معیار ناش – ساتکلیف^۱ (NS)

ناش و ساتکلیف (۱۹۷۰) یک ضریب بی‌بعد به نام کارایی مدل NS ارائه کردند، که دقت شبیه‌سازی مدل را نشان می‌دهد و شامل استاندارد واریانس

۲-۶-۲- تهیه نقشه‌های واحدهای شکل زمین برای تهیه نقشه واحدهای شکل زمین نقشه‌های طبقات شیب، طبقات ارتفاعی و طبقات جهت‌های جغرافیایی به شیوهٔ دو ترکیبی با یکدیگر تلفیق شدند.

۲-۶-۳- تهیه نقشه واحدهای زیست‌محیطی پایه‌یک و نهایی

پس از روی‌هم‌گذاری نقشه واحد شکل زمین و نقشه طبقات خاک، واحد زیست‌محیطی پایه‌یک تهیه گردید. سپس نقشه تیپ (کاربری فعلی) و تراکم پوشش گیاهی تهیه شده در مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری کشور با استفاده از اطلس کاربری اراضی و پوشش گیاهی منطقه مورد مطالعه و بررسی قرار گرفت. در نهایت از تلفیق نقشه زیست‌محیطی پایه‌یک با نقشه تراکم، نقشه واحدهای زیست‌محیطی پایه ۲ و از تلفیق آن با نقشه تیپ پوشش گیاهی (کاربری فعلی) نقشه واحدهای زیست‌محیطی نهایی (شکل ۶) تهیه گردید.



شکل ۶. نقشه واحدهای زیست‌محیطی نهایی در منطقه مطالعاتی

۴-۶-۲- جمع‌آوری اطلاعات از منابع زیست‌محیطی و تنظیم جدول واحدهای زیست‌محیطی برای تنظیم جدول ویژگی‌های واحدهای زیست‌محیطی و ارزیابی توان اکولوژیکی حوضه، علاوه بر اطلاعاتی که به صورت نقشه تهیه گردید، برخی دیگر از منابع

۶ مقدار قراردادی جزئی است که برای اجتناب از مقدار صفر در مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده در نظر گرفته می‌شود.

۶-۲- تولید نقشه کاربری بهینه با استفاده از مدل آمایش سرزمین مخدوم

بعد از تأیید عملکرد مدل، بایستی به تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بهینه روی جریان روزانه با مدل کالیبره شده پرداخت. برای این منظور در این مرحله اقدام به تولید نقشه کاربری بهینه با مدل آمایش سرزمین مخدوم شد. پس از به کارگیری مدل‌های اکولوژیکی مخدوم برای تعیین تناسب عرصه به انواع کاربری‌های هفت گانه جنگل‌داری، کشاورزی - مرتع‌داری، آبزی‌پروری، تفرج و گردشگری، توسعه شهری و روستایی و حفاظت، در نهایت مرحله دوم آمایش انجام پذیرفت که براساس آن بین گزینه‌های موجود، بهترین گزینه به عنوان کاربری پیشنهادی برای هر یک از واحدهای سرزمین براساس اولویت‌بندی کاربری به روش کیفی - قیاسی انتخاب گردید. ارزیابی و تعیین توان سرزمین برای هر یک از کاربری‌ها با مقایسه پارامترهای زیستی و غیرزیستی هر نقطه از سرزمین، و مدل‌های از پیش ساخته شده برای هر یک از کاربری‌ها انجام می‌پذیرد. با این دیدگاه، کاربری مورد انتخاب طبیعی اکوسیستم - که کاربری بهینه است - حاصل می‌گردد. فرایند ارزیابی توان اکولوژیکی حوضه آبریز مرک مراحلی که در پی می‌آیند، انجام شد:

۶-۱-۶-۲- تهیه نقشه‌های طبقات ارتفاعی، شیب و جهت

برمبانای مدل رقومی زمین‌نقشه جهت‌های جغرافیایی با ۹ طبقه، نقشه طبقات ارتفاعی با ۸ طبقه پیشنهادی برای نیم‌رخ زاگرس (مخدوم، ۱۳۷۸) و نقشه شیب با تعداد ۹ طبقه، پیشنهادی مخدوم (مخدوم، ۱۳۷۸) تهیه گردید.

توسعه شهری، روستایی و صنعتی برای تمامی ۵۷۷ واحد زیست‌محیطی انجام گرفت؛ که نتایج مربوط به چند واحد کاری به عنوان نمونه در جدول ۲ آورده شده است.

در این تحقیق از روش اولویت‌بندی قیاسی کیفی استفاده شد و با مقایسه پیش‌فرضهای مدل اکولوژیکی مخدوم توان اکولوژیکی برای هر ۵۷۷ واحد زیست‌محیطی تعیین و پس از ساماندهی منطقی کاربری‌های اولویت‌یافته در سطح حوضه آبریز مرک و انتخاب بهترین توان، نقشه آمایش سرزمین حوضه مرک تهیه گردید. در شکل ۷ نقشه آمایش حوضه آبریز مرک نشان داده شده است.

اکولوژیکی حوضه نظری کاربری اراضی و حساسیت به فرسایش در جدولی مشابه جدول ۱ برای تمامی ۵۷۷ واحد زیست‌محیطی نهایی تنظیم گردید. در اینجا به عنوان نمونه تنها جدول مربوط به ۶ واحد زیست‌محیطی نهایی ارائه شده است.

۲-۶-۵- تعیین اولویت کاربری‌ها و تولید نقشه آمایش سرزمین

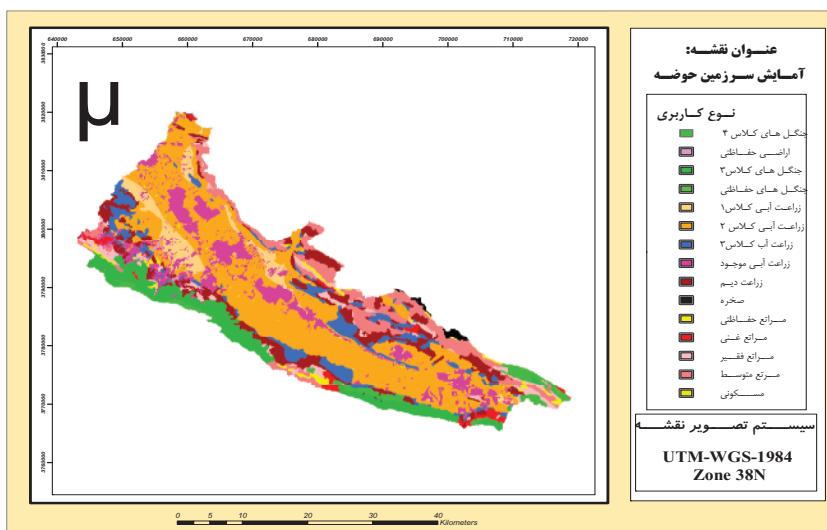
در نهایت کار ارزیابی توان اکولوژیکی تمام واحدهای نقشه زیست‌محیطی نهایی، برای هفت کاربری جنگل‌داری، کشاورزی و مرتع داری، آبزی پروری، حفاظت محیط‌زیست، تفرج متمرکز، تفرج گستردگی، و

جدول ۱. مشخصات واحدهای زیست‌محیطی نهایی در حوضه آبریز مرک

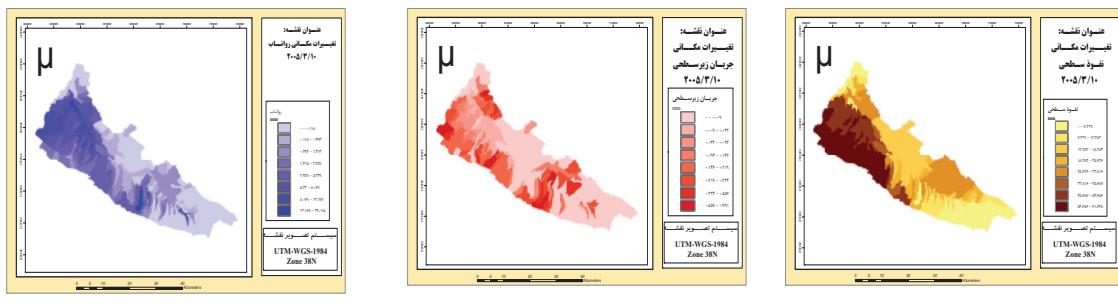
فرسایش	احتمال	اقلیم	کاربری	پوشش گیاهی	تراکم	واحدهای زیست‌محیطی	تیپ خاک	واحدهای شکل زمین	جهات گرافیایی	واحدهای مقدماتی	شیب (درصد)	طبقات ارتفاعی	طبقات زیست‌محیطی نهایی	واحدهای واحدهای
متوسط	مرطوب سرد	جنگل	زیاد	زیاد	۱۱۷۳	۶ (لومی رسی نیمه عمیق)	(بیش از ۸۵٪ ۵ (۲۶۰۰-۲۲۰۰))	۴۴ (شمال شرقی)	۳ (شمال شرقی)	۳۹۰	۸	(بیش از ۵٪ ۵ (۲۶۰۰-۲۲۰۰))	۴۴	۷۰۳۳
کم	نیمه‌مرطوب سرد زراعت دیم	کم	کم	کم	۷۴۰	۸ (رسی لومی نیمه عمیق)	(شمالی)	۲۸	۲ (شمالی)	۲۴۵	۱	(۲۰-۴ (۲۲۰۰-۱۸۰۰))	۱	۴۴۳۸
متوسط	مرطوب سرد مرتع داری	متسط	متسط	متسط	۷۸۰	۶ (لومی رسی نیمه عمیق)	(جنوب غربی)	۲۹	۷ (جنوب غربی)	۲۵۹	۲	(۵-۲ (۲۲۰۰-۱۸۰۰))	۲	۴۶۷۶
کم	نیمه‌مرطوب سرد زراعت دیم	کم	کم	کم	۷۷۹	۸ (رسی لومی نیمه عمیق)	(جنوبی)	۲۹	۶ (جنوبی)	۲۵۸	۲	(۵-۲ (۲۲۰۰-۱۸۰۰))	۲	۴۶۷۲
متوسط	نیمه‌مرطوب سرد زراعت دیم	کم	کم	کم	۵۲۵	۶ (لومی رسی نیمه عمیق)	(شمال شرقی)	۲۰	۳ (شمال شرقی)	۱۷۴	۲	(۵-۲ (۱۴۰۰-۱۰۰۰))	۲	۳۱۴۸
خیلی کم	نیمه‌مرطوب سرد زراعت آبی	متسط	متسط	متسط	۵۱۵	۸ (رسی لومی نیمه عمیق)	(غربی)	۱۹	۸ (غربی)	۱۷۰	۱	(۲۰-۱ (۱۸۰۰-۱۴۰۰))	۱	۳۰۸۷

جدول ۲. تعیین توان و اولویت کاربری‌ها در واحدهای زیست‌محیطی نهایی

تعیین اولویت (امایش)	کاربری فعلی	توان کاربری شهری و صنعتی	توان کاربری حفاظت	توان کاربری گردشگری	توان کاربری آبزی پروری	توان کاربری کشاورزی و مرتع	توان کاربری جنگل	واحدهای زیست‌محیطی نهایی
حفظات	جنگل	.	۱	.	.	.	۵	۷۰۳۳
زراعت آبی	زراعت دیم	۵	۴۴۳۸
زراعت دیم	مرتع داری	۴	۴۶۷۶
زراعت آبی	زراعت دیم	۴	۴۶۷۲
زراعت دیم	زراعت دیم	۲	۳	۳۱۴۸
زراعت آبی	زراعت آبی	۲	۴	۳۰۸۷



شکل ۷. نقشه آمایش حوضه آبریز مرک



شکل ۸. (الف) نقشه‌های تغییرات مکانی نفوذ سطحی، (ب) جریان زیرسطحی، (ج) رواناب سطحی در روز ۲۰۰۵/۳/۱۰

همه مؤلفه‌های بیلان آبی و عوامل هیدرولوژیک مدل به صورت توزیعی - مکانی‌اند و به صورت نقشه‌می‌توان آنها را ارائه کرد. به عنوان نمونه، شکل ۸ نقشه تغییرات مکانی برخی مؤلفه‌های بیلان آبی را در روز ۲۰۰۵/۳/۱۰ نشان می‌دهد.

در شکل ۹ هیدروگراف شبیه‌سازی شده و هیدروگراف مشاهداتی در زمانی که دبی جریان به بیشترین مقدار خود (دبی اوج) رسیده و فروکش کرده نشان داده شده است.

مقایسه ظاهری هیدروگراف‌های شبیه‌سازی شده و مشاهداتی در دوره دبی اوج در حوضه آبریز مرک (شکل ۹) کارایی خوب مدل را برای شبیه‌سازی جریان نشان می‌دهد. وقتی بارندگی کم و خاک هنوز از آب

۳- نتایج و بحث

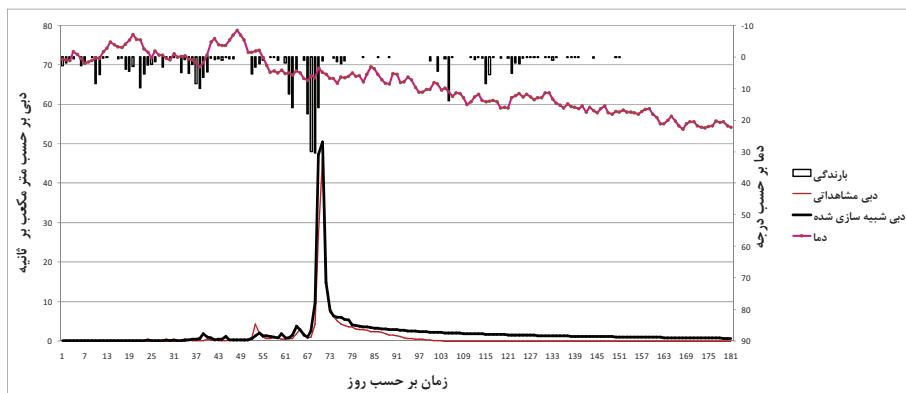
۳-۱- نتایج حاصل از اجرای مدل برای کاربری فعلی

در پژوهش حاضر به منظور شبیه‌سازی جریان روزانه رودخانه، ابتدا تمامی مؤلفه‌های بیلان آبی نظری بارش، ذوب برف، ذخیره برگابی، ذخیره چالابی، رواناب سطحی، نفوذپذیری، تبخیر و تعرق، نفوذ عمقی، جریان زیرسطحی و جریان آب زیرزمینی شبیه‌سازی شد و بعد از روندیابی جریان از تک‌تک پیکسل‌ها تا خروجی حوضه، دبی روزانه رودخانه در خروجی تمامی زیرحوضه‌ها و خروجی کل حوضه در گام زمانی روزانه به دست آمد. لازم به ذکر است که در مدل WetSpa،

هر بار با توجه به شاخص‌ها و معیارهای آماری، نتایج را موردن ارزیابی قرار داد. در صورت رضایت‌بخش نبودن نتایج شبیه‌سازی، بایستی پارامترهای عمومی موجود در مدل بهینه شود و مدل مجدداً اجرا شود تا جریان شبیه‌سازی شده از لحاظ آماری دارای دقت مناسب باشد. در تحقیق حاضر نیز بعد از اجرای مدل در دفعات متعدد، هر بار پارامترهای عمومی کالیبراسیون تغییر داده شده و پس از بهینه شدن پارامترها، مدل در منطقه مطالعاتی کالیبره شد. از دلایل استفاده از آمار سال ۲۰۰۵ به منظور کالیبراسیون مدل، می‌توان به هم‌زمانی نقشه کاربری زمین با این سال، رفع نسبی خشکسالی منطقه و نیز جدید بودن نسبی داده‌ها نام برده. در این مرحله با توجه به پارامترهای مطالعاتی، با استفاده از بهمنه شده برای منطقه مطالعاتی، با اقدام به شبیه‌سازی جریان رودخانه شد. میزان شاخص‌های ارزیابی مدل در مرحله کالیبراسیون و اعتبارسنجی در جدول ۳ ارائه گردیده است.

باران اشباع نشده است عکس العمل حوضه به بارندگی محسوس نیست و دبی رودخانه تغییر چندانی نمی‌کند و همین روند در هیدروگراف مشاهداتی و نیز هیدروگراف شبیه‌سازی شده به وسیله مدل مشاهده می‌شود. با تداوم بارندگی و اشباع کامل خاک، حوضه به یکباره عکس العمل نشان می‌دهد که این امر موجب زیاد شدن شبیه شاخه صعودی هیدروگراف‌ها می‌شود. همچنین مقایسه ظاهری هیدروگراف شبیه‌سازی شده و مشاهداتی، یکسان بودن زمان رسیدن به دبی اوج در هر دو هیدروگراف را نشان می‌دهد، به طوری که زمان رسیدن به دبی اوج در هر دو هیدروگراف در یک روز بوده است.

۲-۳- کالیبراسیون و اعتبارسنجی مدل
از آمار سه‌ساله اندازه‌گیری شده (۲۰۰۵ تا ۲۰۰۳) بارندگی، دما، تبخیر و دبی روزانه برای کالیبراسیون و اعتبارسنجی مدل استفاده شد. از آمار یک‌ساله ۲۰۰۵ برای کالیبراسیون مدل بهره گرفته شد. در این مرحله بایستی به دفعات مختلف اقدام به اجرای مدل کرد و



شکل ۹. مقایسه هیدروگراف‌های شبیه‌سازی شده و مشاهداتی در زمان دبی اوج

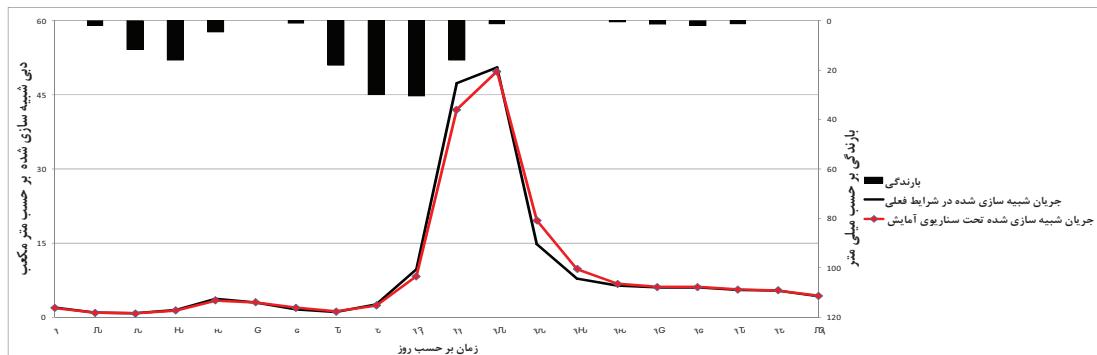
جدول ۳. ارزیابی کارایی مدل در مرحله کالیبراسیون

معیار ارزیابی	مشخصه	میزان در مرحله کالیبراسیون	میزان در مرحله اعتبارسنجی
معیار ناش - ساتکلیف	NS	.۰/۷۷	.۰/۸۱
معیار ناش - ساتکلیف برای جریان‌های کم	NSL	.۰/۴۸	.۰/۵۸
معیار ناش - ساتکلیف برای جریان‌های زیاد	NSH	.۰/۸۶	.۰/۸۸

جريان، بهویژه مقدار جريان پیک، از سناريوي تغيير کاربری تحت برنامه آمايش سرزمين (مدل دکتر مخدوم) استفاده شد. بعد از کاليلبراسيون نهايی مدل، اقدام به اجرای مجدد آن و شبيه‌سازی جريان با فرض کاربری بهينه شد. همان‌طور که در شکل ۱۰ نشان داده شده است نتایج اين شبيه‌سازی با جريان شبيه‌سازی شده مدل برای کاربری فعلی مقاييسه گردید. با مقاييسه درصد مساحت کاربری‌هاي فعلی و کاربری بهينه می‌توان پی برد که مساحت جنگل‌هاي منطقه از مقدار ۷ درصد کاربری فعلی به حدود ۱۲ درصد در کاربری بهينه افزایش می‌يابد. در کاربری مرتع نيز از حدود ۱۲ درصد در شرایط فعلی به حدود ۱۵ درصد در شرایط تغيير بهينه دست می‌يابيم و در طبقه مربوط به زراعت آبی نيز ۴۸ درصد به وسعت اين طبقه در مقاييسه با شرایط فعلی افزوده می‌شود. علاوه بر اين تغييرات عمده کاربری، برخی تغييرات جزئی نيز حاصل شده است. با توجه به تغييرات ايجادشده در شرایط کاربری می‌توان چنین استدلال کرد که حجم و عمق ريشه‌دواني در منطقه افزایش می‌يابد و اين عامل باعث افزایش نفوذ آب در خاک، افزایش هدایت هيذروليکي و افزایش ظرفيت ذخیره آب در خاک می‌شود که در نتیجه آن حجم رواناب کاهش می‌يابد. با بالارفتن کسر پوشش زمين، ضريب زبری دامنه‌ها نيز بالا می‌رود که در نتیجه آن، زمان تمرکز جريان افزایش می‌يابد و شكل هيdroوگراف را تحت تأثير قرار می‌دهد. علاوه بر اين، همان‌طور که در شکل ۱۰ دیده می‌شود، در کاربری فعلی دو مورد دبی پیک مشاهده می‌گردد که بعد از اجرای سناريوي تغيير کاربری بهينه، يکی از آنها پايان‌تر آمده اما ديگری تغيير چندانی نکرده است. دليل اين تفاوت آن است که با وجود بارندگي‌هاي متوالی در چند روز پياپي، ابتدا پوشش گياهي توانيته است تا حدودی از جاري شدن سيل ممانعت کند اما بايستي توجه داشت که ظرفيت نگهداشت پوشش گياهي نيز محدود است و بعد از مدتی يکباره دبی اوج دوم حادث می‌شود.

همان‌طور که اشاره شد، شبيه‌سازی جريان رودخانه با استفاده از شيوه‌های سنتی (مدل‌های يکپارچه) به دليل نادیده گرفتن تغييرات زمانی کوتاه‌مدت جريان (مثلاً روزانه) و ادغام اين تغييرات طی عمل ميانگين گيري، و همچنان به دليل اينکه در مرحله ارزیابی نيز از ميانگين داده‌های مشاهداتی استفاده می‌شود بدیهی است که به دقت‌های بالا (حتی ۹۵ درصد) برسد. اما در تحقیق حاضر به شبيه‌سازی تغييرات روزانه جريان پرداخته می‌شود که به پیچیده‌تر بودن فرایند را نشان می‌دهد. بنابراین رسيدن به دقت‌های بالای ۵۵ درصد در اين مدل‌ها می‌تواند بسيار رضایت‌بخش باشد (صفري و همکاران، ۲۰۱۰)، چرا که دقت مکاني و زمانی اى که در اين شبيه‌سازی‌ها در نظر گرفته می‌شود به مراتب سخت‌گيرانه‌تر از مدل‌های يکپارچه سنتی است. در مورد ويژگی‌های مهم هيdroوگراف از قبيل دبی پيك لحظه‌اي، حجم رواناب و زمان رسيدن به دبی اوج، بين دو هيdroوگراف تطابق مناسبی وجود دارد که با يافته‌های بهره‌مند و همکاران (۲۰۰۶)، ليو و همکاران (۲۰۰۵)، ريتابولا و همکاران (۲۰۰۷) که اين مدل را به ترتيب در حوضه آبريز اسلواكي، حوضه آبريز سوبي در ويتنام و در رودخانه سيميو در محدوده درياچه ويكتوريا در تانزانيا با هدف شبيه‌سازی جريان به کار برده‌اند، مشابهت دارد. همچنان نتایج اين تحقیق با يافته‌های نورمحمد و همکاران (۲۰۰۶) و زينيوند و همکاران (۲۰۰۹) و صفری و همکاران (۲۰۱۰) که اين مدل را با هدف شبيه‌سازی مؤلفه‌های بيلان آبی در نقاط مختلف دنيا به کار گرفته‌اند مطابقت دارد. از اعتبارسنجي نتایج تحقیق با بررسی سوابق کاربرد مدل WetSpa در نقاط مختلف دنيا و نتایج به دست‌آمده، می‌توان به تواني اى مدل برای شبيه‌سازی جريان روزانه پي برد.

۳- نتایج و تحلیل تغيير کاربری (برنامه آمايش سرزمين) بر جريان شبيه‌سازی شده به منظور ارزیابی تأثيرات تغيير کاربری حوضه بر روی



شکل ۱۰. منحنی تأثیر تغییر کاربری روی جریان شبیه‌سازی شده

چنین شرایطی هستند، تا بتوانند با اعمال سناریوهای مختلف در حوضه‌ها دبی اوج و در واقع پتانسیل سیل خیزی حوضه‌ها را کاهش دهند.

۴- نتیجه‌گیری

در قرنی که در پیش رو داریم بشر با بحران‌های ناشی از کمبود آب روبرو خواهد بود. برای استفاده و مدیریت بهینه منابع آب می‌بایست از فرایندها، پتانسیل‌ها و ویژگی‌های منابع آب کشور آگاهی کافی داشت. به همین دلیل، شناخت و به مدل درآوردن رفتار رودها و شریان‌های آبی به منظور برنامه‌ریزی‌های بلندمدت و استفاده بیشتر و بهتر از پتانسیل‌های آنها ضرورتی جدی می‌یابد. جدیداً تأسیس بودن بیشتر ایستگاه‌های هیدرومتری، نوافع موجود در آمار اکثر این ایستگاه‌ها، قرار گرفتن بیشتر رودها در مناطق خشک، وضعیت بحرانی برداشت آب‌های زیرزمینی و لزوم توجه بیشتر به آب‌های سطحی، همگی دلایل بیشتر و ظرفیت‌تری را برای بیان ضرورت مدل‌سازی، پیش‌بینی و تولید نقشه‌های تغییرات مکانی - زمانی مؤلفه‌های بیلان آبی در حوضه‌های آبریز کشورمان در اختیار می‌نهند. در ارزیابی و بررسی حوضه‌های آبریز، اندازه‌گیری - که قابل اعتمادترین وسیله به شمار می‌آید - به تنها یعنی نمی‌تواند در کشف روابط پیچیده موجود در سیستم آبریزها مؤثر باشد و به همین دلیل مدل‌سازی مطرح می‌شود. در اینجا فنون و روش‌های «شبیه‌سازی این

بنابراین می‌توان نتیجه‌گیری کرد که با افزایش پوشش گیاهی و سطوح جنگلی می‌توان حادث شدن دبی اوج را به تأخیر انداخت و با این عمل از خسارت شرایط سیلابی تا حدود زیادی در امان بود و فرصت کافی برای انجام اقدامات مدیریتی در حوضه را داشت. ضمن این که با این عمل می‌توان برای تقدیمه آب زیرزمینی نیز اقدامات مؤثری انجام داد. با توجه به شکل ۱۰ اختلاف چندانی در شرایط دیگر هیدروگراف (غیر از محدوده دبی اوج) دیده نمی‌شود. این وضعیت می‌تواند به چند دلیل باشد، یکم، در مقایسه کاربری‌های فعلی و کاربری‌های بهینه تغییرات عمدہ‌ای دیده نمی‌شود چرا که سطح وسیعی از منطقه دشتی است و کاربری فعلی آن نزدیک به کاربری بهینه است - جز موارد اندکی که بیان شد. دوم، این شرایط می‌تواند نشان‌دهنده تأثیرات هم‌زمان عوامل محیطی در بروز جریان خروجی باشد؛ یعنی علاوه بر نوع کاربری، عواملی نظیر خاک‌شناسی و شرایط هیدرولوژیکی نیز در تغییرات جریان مؤثرند و نباید انتظار داشت که با تغییر فقط یک پارامتر به تغییرات عمدہ‌ای در کل جریان نایل آمد. سوم، در مدل WetSpa طبقه زراعت آبی و زراعت دیم در یک دسته قرار می‌گیرند و نمی‌توان تغییرات بین‌دسته‌ای را بررسی کرد. در شکل ۱۰ مشاهده می‌شود که دبی اوج هیدروگراف بعد از تغییر کاربری بهینه پایین‌تر آمده است. مهندسان هیدرولوژی در اکثر حوضه‌های آبریز سیلابی به دنبال

اطلاعات اندازه‌گیری شده فراوانی نیاز دارند و در بسیاری از حوضه‌های آبریز بسیاری از کشورها - از جمله ایران - چنین داده‌های اندازه‌گیری شده‌ای وجود ندارد و همین مسئله، به کارگیری این مدل‌ها را با مشکل مواجه ساخته است. بنابراین در انتخاب مناسب‌ترین مدل به منظور شبیه‌سازی فرایندهای حوضه آبریز، باید به مؤلفه‌هایی نظیر ویژگی‌های حوضه آبریز، بودن مطالعه، توزیعی یا یکپارچه بودن، فیزیکی یا تجربی بودن ساختار آن، ساده یا پیچیده بودن و در دسترس بودن یا نبودن داده‌های مورد نیاز به عنوان ورودی مدل و یا واسنجی آن، توجه داشت.

در این مطالعه برای نخستین بار شبیه‌سازی جریان روزانه رودخانه و تحلیل تأثیرات تغییر کاربری بهینه و جامع با مدل WetSpa در ایران صورت گرفته است و لذا نتایج این تحقیق می‌تواند برای مطالعات مختلف در حوضه‌های آبریز کشور - به ویژه مطالعات هیدرولوژی حوضه‌ای - بسیار راه‌گشا باشد و همچنین برای مدیریت و برنامه‌ریزی در زمینه منابع طبیعی، محیط زیست و منابع آب به کار گرفته شود.

۵- منابع

Ashour, R.A., 2000, **Description of a Simplified GIS-based Surface Water Model for an Arid Catchment in Jordan**, In: Proceeding of the 2000 ESRI user Conference, ESRI, San Diego, USA.

Amini Faskhudi, M., 2006, **Assessment Decision Models Using Fuzzy Programming Prioritized Group Model**, Esfahan University Journal.

Bahremand A., 2006, **Simulating the Effects of Reforestation on Floods Using Spatially Distributed Hydrologic Modeling and GIS**, Ph.D. thesis, Vrije Universiteit Brussel, Belgium.

سیستم‌ها با بهره‌گیری از مدل‌ها در محیط توانمند GIS» اهمیت ویژه‌ای می‌یابند.

WetSpa در تحقیق حاضر پس از اجرای کامل مدل و کالیبراسیون و اعتبارسنجی آن در حوضه آبریز مرک، جریان روزانه این حوضه با دقت بالای شبیه‌سازی شد و سپس اقدام به شبیه‌سازی و تحلیل تأثیرات تغییر کاربری روی آن با استفاده از مدل توزیع یافته مکانی WetSpa گردید. مدل توزیع یافته مکانی، از مدل‌های توزیعی مناسبی است که در بسیاری از حوضه‌های آبریز در کشورهای مختلف برای شبیه‌سازی تمامی مؤلفه‌های هیدرولوژیکی از جمله شبیه‌سازی جریان رودخانه در سطح پیکسل به کار گرفته شده است. توانایی مدل در شبیه‌سازی فرایندهای GIS هیدرولوژیکی پیچیده حوضه‌های آبریز در محیط از یک سو و پیش‌بینی و تحلیل مکانی - زمانی مؤلفه‌های هیدرولوژیکی نظیر رواناب سطحی، رطوبت خاک، سرعت آب و مانند اینها از سوی دیگر، این مدل را از مدل‌های یکپارچه که در آنها واحدهای کاری بزرگ‌تر از پیکسل مبنای عمل‌اند، تمایز ساخته است. از دیگر مزیت‌های مدل WetSpa این است که کلیه فرایندهای هیدرولوژیک در آن، نظیر بارش، ذوب برف، ذخیره برگابی، ذخیره چالابی، رواناب سطحی، نفوذپذیری، تبخیر و تعرق، نفوذ عمقی، جریان زیرسطحی و جریان آب زیرزمینی را می‌توان به صورت نفشنۀ با گام زمانی روزانه ارائه کرد و امکان بررسی تغییرات روزانه، ماهانه و سالانه مؤلفه‌های بیلان آبی را در تمام نقاط حوضه فراهم آورد. این ویژگی مدل برای مدیران و کارشناسان این امکان را فراهم می‌آورد که مناطق مختلف را از نظر پتانسیل ایجاد رواناب و رسوب شناسایی کنند و با تعریف سناریوهای مختلف مدیریتی برای آن عرصه‌ها، قبل از اجرای هرگونه عملیات نتایج آن را شبیه‌سازی و پیش‌بینی کنند و از بین سناریوهای مختلف بهترین سناریوی مدیریتی را برگزینند.

لازم به ذکر است که مدل‌های هیدرولوژیکی توزیعی پیچیده‌ای نیز ساخته شده‌اند که به داده‌ها و

- Batelaan, O., Wang, Z.M. & De Smedt, F., 1996, **An Adaptive GIS Toolbox for Hydrological Modelling**, 3-9, eds. Kovar, K. & Nachtnebel, H.P., Application of geographic information systems in hydrology and water resources management, IAHS Publ.
- Bahremand, A., De Smedt, F., Corluy, J., Liu, Y.B., Poorova, J., Velcicka, L. and Kunikova, E., 2007, **WetSpa Model Application for Assessing Reforestation Impacts on Floods in Margecany Hornad Watershed**, Slovakia, Water Resource Management, 21, 1373-1391.
- Bayat, B., 2010, **Simulation of Daily Stream Flow and the Effects of Land Use Changes Using WetSpa Model in GIS (Case Study: Merek Watershed, Kermanshah Province)**, M.Sc. Thesis, Shahid Beheshti University, RS & GIS Department.
- De Smedt, F., Liu, Y.B. & Gebremeskel, S., 2000, **Hydrological Modelling on a Catchment Scale Using GIS and Remote Sensed Land Use Information**, ed. Brebbia, C.A., 295-304, Risk Analyses II, WIT press, Southampton, Boston.
- Farajzade, M., Karami, T., 2004, **Land Use Planning Using RS and GIS**, Journal of Geographical Research, Tehran University.
- Gebremeskel, S., Liu Y.B., De Smedt, F., 2002, **GIS Based Distributed Modeling for Flood Estimation**, Proceeding of the Twenty_Second Annual American Geophysical Union Hydrology Days, 98-109.
- Jansen, Hans G.P., Bas A.M. Bouman, Johan Bouman, Roberta. Schipper, Huib Hengsdijk, and Aandere Nieuwenhuyse, 2000, **On Tools for Land Use Analysis**, Paper for the mini-symposium "Integrating approaches for natural resource management and policy analyses," XXIV International conference of Agricultural Economists, Berlin, August, 13-19.
- Kumar Shrestha, N., Neale, CH., Maidment, D., 2007, **Simulation of Stream Runoff Using WetSpa Model**, GIS in Water Resources Conference, Utah State University.
- Liu, Y.B., De Smedt, F., Hoffmann L., Pfister L., 2004, **Assessing Land Use Impacts on Flood Processes in Complex Terrain by Using GIS and Modeling Approach**, Luxembourg, Environmental Modeling and Assessment, 9: 227-235.
- Liu, Y.B., De Smedt, F., 2004, **WetSpa Extension, A GIS-based Hydrologic Model for Flood Prediction and Watershed Management Documentation and User Manual**, Department of Hydrology and Hydraulic Engineering Vrije Universiteit Brussel, Pleinlaan 2, 1050 Brussel, Belgium.
- Liu, Y.B., Gebremeskel, S., De Smedt, F., Pfister L., 2003, **A Diffusive Transport Approach for Flow Routing in GIS-based Flood Modeling**, Journal of Hydrology, 283, 91-106.
- Matkan, A.A., Zeinivand, H., Bayat, B., Mirbagheri, B., Ghafouri, A.M., 2010, **Investigating the Capabilities, Advantages**

- and Restrictions of Spatial-distributed Hydrologic Models in Iran**, The First International Conference on Soil, Water and Plant Modeling, Kerman University.
- Makhdum, M., 2008, **Land Use Planning Foundation**, Tehran University Publications.
- Nash, J.E. and Sutcliffe, J.V., 1970, **River Flow Forecasting through Conceptual Models, Part 1-A Discussion of Principles**, Journal of hydrology, 10: 282-290.
- Nurmohamad, R., Naipal, S., De Smedt, F., 2006, **Hydrologic Modeling of the Upper Suriname River basin Using WetSpa and Arcview GIS**, Journal of Spatial Hydrology, Vol. 6, No. 1, Spring 2006.
- Perera, A. and Thillanadarajan V., 1991, **GIS for Land Use Planning**, Asia Pacific Remote Sensing, No. 2.
- Safari, A., De Smedt, F., and Moreda, F., 2009, **WetSpa Model Application in the Distributed Model Intercomparison Project (DMIP2)**, Journal of Hydrology.
- Wang, Z.M., Batelaan, O. & De Smedt, F., 1997, **A Distributed Model for Water and Energy Transfer Between Soil, Plants and Atmosphere (WetSpa)**, Phys. Chem. Earth, 21(3), 189-193.
- Walling, D.E. and Hадely, R.F., 1984, **Dissolved load and Their Measurement in Erosion and Sediment Yield: Some Method of Measurement and Modeling**, GEO-Book, Norwich, England, 133-157.
- Zeinivand H., and De Smedt, F. 2009, **Prediction of Snowmelt Floods with a Distributed Hydrological Model Using a Physical Snow Mass and Energy Balance Approach**, Natural Hazards Journal, DOI 10, 1007/s11069-009-9478-9.
- Zeinivand H., 2009, **Development of Spatially Distributed Hydrological WetSpa Modules for Snowmelt, Soil Erosion, and Sediment Transport**, Ph.D. Thesis, Vrije Universiteit Brussel, Belgium.
- Zeinivand, H., 2010, **Simulation of Spatial Distribution of Soil Erosion and Sediment on Watershed Scale**, Sixth National Conference on Watershed Management Science and Engineering, Tarbiat Modares University.