

واسنجی خودکار مدل پیوسته بارش-رواناب با استفاده از الگوریتم‌های فرآکاوشی (مطالعه موردی: حوضه آبریز کسیلیان)

فهیمه سرتیپ^۱، فریدون رادمنش^{۲*}، حیدر زارعی^۳ و میثم سالاری جزی^۴

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد منابع آب، دانشکده مهندسی علوم آب، دانشگاه شهید چمران اهواز.

۲- نویسنده مسئول، دانشیار گروه هیدرولوژی و منابع آب، دانشکده مهندسی علوم آب، دانشگاه شهید چمران اهواز. radmanesh@scu.ac.ir

۳- دانشیار گروه هیدرولوژی و منابع آب، دانشکده مهندسی علوم آب، دانشگاه شهید چمران اهواز.

۴- استادیار، گروه مهندسی آب، دانشکده مهندسی آب و خاک، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان.

تاریخ پذیرش: ۹۵/۰۸/۰۲

تاریخ دریافت: ۹۴/۰۸/۲۲

چکیده

در این تحقیق هدف ارائه یک مدل واسنجی خودکار براساس کلونی مورچه‌ها برای مدل احتساب رطوبت خاک HMS-SMA می‌باشد. برای این منظور حوضه معرف کسیلیان به عنوان مطالعه موردی در این تحقیق مد نظر قرار گرفت. در مدل‌های پیوسته بارش-رواناب، تعدد پارامترهای در نظر گرفته شده مدل، علاوه بر این که سبب دشواری واسنجی به روش سعی و خط می‌شوند، امکان واسنجی خودکار بسته نرم‌افزاری مورد نظر را نیز از بین می‌برد. الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها با تکیه برتابع شدت احتمالاتی پیوسته می‌تواند به منظور واسنجی مدل پیوسته بارش-رواناب به کار رود. برای این منظور در تحقیق حاضر با انتخاب مدل پیوسته بارش-رواناب HMS-SMA، برای غلبه بر ضعف موجود از یک برنامه بهینه‌سازی خارجی (الگوریتم کلونی مورچه‌ها) یا (ACOR) جهت برآورد رواناب در مقیاس زمانی ششم‌ماهه در حوضه معرف کسیلیان استفاده شد. برای ارزیابی مدل ارائه شده، از چهار سال آبی برای واسنجی و از چهار سال آبی دیگر برای صحبت‌سنجدی مدل استفاده گردید. معیار نش-ساتکلیف به عنوان تابع هدف در این تحقیق مورد استفاده قرار گرفت که نتایج حاصل در مرحله واسنجی و صحبت‌سنجدی همگی در محدوده خوب و قابل قبول واقع شد.

کلید واژه‌ها: HMS-SMA، الگوریتم کلونی مورچه‌ها (ACOR)، حوضه کسیلیان، واسنجی، نش-ساتکلیف.

واقع بارش در نظر گرفته نمی‌شود، در مقابل مدل‌های پیوسته دوره‌های طولانی تری برای برآورد پاسخ اطلاعات هیدرولوژیک حوضه در طول واقع بارش و ما بین آن‌ها در نظر می‌گیرند (Lastoria, 2008). مرکز مهندسین هیدرولوژیک ارتش امریکا (HEC) در راستای مدل‌سازی هیدرولوژیکی پیوسته و براساس Soil Moisture PRMS، الگوریتم احتساب رطوبت خاک (SMA) Accounting (SMA) را به نرم افزار HEC-HMS اضافه نمود (Bennett, 1998). محققان بسیاری تاکنون از قابلیت شبیه‌سازی پیوسته و تکرداد HEC-HMS در محدوده وسیع جغرافیایی از نواحی نیمه خشک تا مرطوب بهره برده‌اند، Cunderlik, Simonovic و Cunderlik (2004) در تحقیقی به بررسی واسنجی و صحبت‌سنجدی و تحلیل حساسیت مدل HEC-HMS در دو حالت تکردادی و پیوسته در حوضه بالادست رودخانه تایمز پرداختند. آن‌ها با توجه به پیچیدگی مدل‌سازی و ضعف الگوریتم‌های به کار رفته در HEC-HMS در جهت واسنجی، از روش دستی برای واسنجی مدل استفاده کردند. معیارهای آماری مختلفی جهت ارزیابی نتایج مدل بکار گرفته شد. در تحقیق آن‌ها ارزیابی و صحبت‌سنجدی مدل و تحلیل حساسیت را نیز مد نظر قرار

مقدمه

مدل‌های شبیه‌سازی بارش-رواناب در بسیاری از برنامه‌های کاربردی منابع آب مانند کنترل سیل، مدیریت خشکسالی و ... می‌تواند به کار گرفته شود. گرچه مدل‌سازی‌ها هم به صورت تکرداد و هم به صورت پیوسته است اما مدل‌سازی‌ها معمولاً به صورت تک-رخداد بوده و مدل‌سازی‌های پیوسته به ویژه در کشور ما کمتر مورد توجه قرار گرفته است. در مدل‌های پیوسته در مقایسه با مدل‌های تک-رخداد، پارامترهای هیدرولوژیکی بیشتری دخالت داده شده که این امر باعث پیچیده‌تر شدن مدل‌سازی‌ها می‌گردد، اما در عوض دو مزیت عمده در بردارند: اول این‌که از آن جایی که حوضه یک سیستم هیدرولوژیک پیچیده است و پارامترهای زیادی در رواناب حاصل از بارش آن دخالت دارند. پس هر چه پارامترهایی که در مدل کردن رواناب حوضه نقش دارند، کامل‌تر باشد، شرایط واقعی‌تری از سیستم هیدرولوژیک حوضه را ترسیم خواهد نمود، دوم این‌که در سیستم‌های پیوسته می‌توان وضعیت منابع آب سطحی را در یک مدت زمان طولانی بررسی نمود و براساس آن تصمیم‌گیری نمود. مدل‌های تکرداد تنها یک واقعه بارش را شبیه‌سازی می‌کنند از این رو رطوبت میان

حل کنند که بسیاری از این روش‌ها الهام‌گرفته از طبیعت است. الگوریتم‌های فراکاوشی (الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها) از جمله روش‌های مذکور می‌باشد، از این رو هدف از تحقیق حاضر واسنجی مدل HMS-SMA با استفاده از الگوریتم فوق می‌باشد.

مواد و روش‌ها

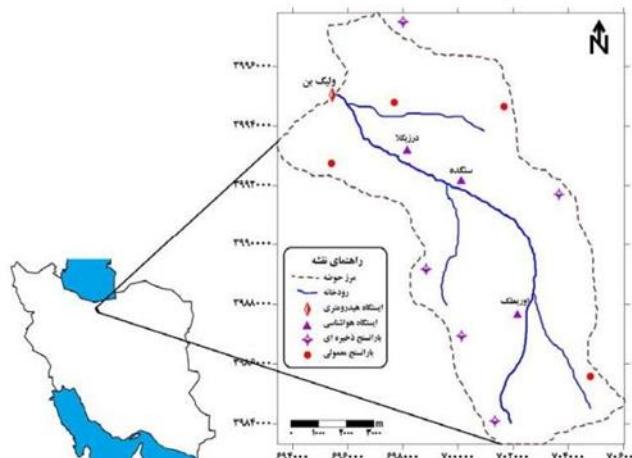
منطقه مورد مطالعه

حوضه آبریز کسیلیان، دومین حوضه آبریز معروف کشور، بین عرض‌های جغرافیایی "۴۵° ۵۸' ۰۷' ۳۵°" تا "۳۰° ۱۷' ۵۳°" شمالی و طول‌های "۱۰° ۳۰' ۵۵°" تا "۱۳° ۳۰' ۶۷/۵" شرقی واقع شده است. مساحت این حوضه ۱۱۰۰ کیلومترمربع بوده و بین ارتفاعات ۲۹۰۰ تا ۴۵۰۰ متری از سطح آب‌های آزاد قرار گرفته است. حوضه دارای یک ایستگاه هیدرومتری در محل خروجی آش در روستای ولیکن می‌باشد. همچنین دارای دو ایستگاه کلیماتولوژی، سه ایستگاه باران‌سنجدی معمولی و هفت ایستگاه باران‌سنجد ذخیره‌ای در ارتفاعات می‌باشد که از میان ایستگاه‌های واقع در این حوضه، کامل‌ترین بارندگی مربوط به ایستگاه سنگده با بیست و نه سال آمار می‌باشد. شکل (۱) موقعیت ایستگاه‌های اندازه‌گیری بر روی نقشه توپوگرافی حوضه آبریز معرف کسیلیان نشان می‌دهد.

جمع آوری و آماده سازی اطلاعات

برای شبیه‌سازی و استخراج پلی‌گون تیسن از داده‌های ۱۶ ساله بارش (۱۳۷۶-۱۳۶۰) سه ایستگاه باران‌سنجد (شکل ۱) در مقیاس روزانه و همچنین داده‌های روزانه دبی ایستگاه ولیکن به عنوان تنها ایستگاه هیدرومتری حوضه برای دبی‌های مشاهداتی استفاده شد، همچنین داده‌های تبخیر ایستگاه سنگده در مقیاس روزانه در طول دوره آماری تهیه شد.

دادند. Neary و Fleming (2004) در تحقیقی به تعیین پارامترها و واسنجی مدل SMA با استفاده از نرم‌افزار HMS پرداختند، آن‌ها ۱۲ پارامتر از پارامترهای SMA را کالیبره نمودند. مطالعه آن‌ها نشان داد که می‌توان پارامترهای مربوط به مدل SMA را با استفاده از مقادیر ثبت شده داده‌های جریان در گذشته و بر مبنای GIS استخراج نمود. در این تحقیق مقادیر چهار مورد از پارامترهای بدست آمده بر اساس داده‌های گذشته و یک مورد بر اساس GIS بعد از واسنجی بهطور متوسط ۳۷ درصد تغییر پیدا کرده است. آن‌ها شبیه سازی خود را به صورت سالانه، شش ماهه و فصلی در دو دوره خشک و تر انجام دادند و نشان دادند که نتایج مدل‌سازی فصلی و شش ماهه نسبت به مدل‌سازی سالانه نتایج بهتری را ارایه می‌دهد، و در پایان مدل‌سازی بر مبنای شش ماهه را پیشنهاد کردند چرا که عملکرد بهتری بدون آن که نیاز به واسنجی برای مدل‌سازی فصلی داشته باشد، ارایه می‌دهد البته Buzzella (2013) به منظور مقایسه داده‌های بارش به دست آمده از HMS روشهای مختلف از مدل‌سازی هیدرولوژیکی پیوسته- DDS Dynamically SMA استفاده کرد. از الگوریتم dimensioned search برای واسنجی خودکار مدل استفاده نمود، همچنین از تابع هدف RMSE به عنوان تنها تابع هدف در این تحقیق بهره جست. اما با این حال ذوب برف را علت تطابق نامناسب مدل خود با داده‌های اندازه‌گیری شده ذکر کرد. با توجه به تحقیقات گذشته مشاهده شد که اکثر تحقیقات برای واسنجی از روش دستی برای دستیابی به اهداف خود استفاده نمودند که این امر نشان‌دهنده این است که حل بسیاری از مسائل پیچیده (مدل HMS-SMA به دلیل بالا بودن پارامترهای مدل) بدون استفاده از روش‌های بهینه‌سازی اگر غیرممکن نباشد، امری دشوار و پرهزینه است. بهمین دلیل محققین سعی بر آن دارند تا با استفاده از روش‌های نوین در زمان کم مسائل بهینه‌سازی را



شکل ۱- موقعیت ایستگاه‌های اندازه‌گیری بر روی نقشه توپوگرافی حوضه آبریز معرف کسیلیان

درجه‌بندی می‌کند. در تحقیق حاضر تحلیل حساسیت به گونه‌ای صورت گرفته است که هر پارامتر مدل به میزان $\pm 10\%$ تغییر کرده و اثر آن بر روی مدل بررسی شده است.

واسنجی

روش‌های جستجوی موجود در نرم‌افزار HMS جهت کالیبره کردن عبارتند از:

-روش جستجوی شبیه یک متغیره Univariate Gradient Nelder Mead

اما از آن جایی که در این دو روش جستجوها به صورت موضعی انجام می‌پذیرد دارای ضعف‌های از جمله حساس بودن به مقادیر اولیه پارامترها و نیافتن جواب بهینه هستند. از این رو از الگوریتم فراکاوشی (الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها) جهت واسنجی در تحقیق حاضر استفاده شده است.

الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه

الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها برگرفته از رفتار کاوش‌گرانه مورچه‌ها، اولین بار برای مسائل بهینه‌سازی ترکیبی (جایگشتی) پیشنهاد شد. مسائلی همچون برنامه‌ریزی، مسیریابی حرکت وسائل نقلیه، جدول زمانی و ... از جمله مسائل بهینه‌سازی ترکیبی به شمار می‌روند که بسیاری از این مسائل پیچیده هستند. این الگوریتم به دو صورت گستته و پیوسته می‌باشد.

الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها برای دامنه‌های پیوسته (R)Ant colony optimization for domain (R)Ant colony optimization for domain (R):(continuous

کاربرد الگوریتم مورچه به خاطر طبیعت گستره‌اش، برای دامنه‌های پیوسته مشکل می‌باشد، اولین کارها در مورد الگوریتم (1995) Parmee و Bilchev (2000) Monmarche et al. (2002) Siarry و Dreo (2008) Dorigo و Socha (2000) Mathur et al. (2008) Dorigo و Socha (2000) Mathur et al. مربوط می‌شود. از آن جایی که بسیاری از مسائل کاربردی مطرح، دارای متغیرهای تصمیمی هستند که دامنه آن‌ها پیوسته می‌باشد، بنابراین الگوریتم AC که ذاتاً برای مسائل گستته به وجود آده است، قابل کاربرد برای این‌گونه مسائل تخواهد بود. گرچه نسخه‌های مختلفی از این الگوریتم برای دامنه‌های پیوسته توسعه داده شد، اما هر یک ضعف‌های به خصوص خود را داشت. ولی از این میان الگوریتم بهینه‌سازی که توسط Socha و Dorigo (2008) مطرح شد، با الگوریتم گستته (اصل الگوریتم مورچه که برای مسائل گستته توسعه داده شد) بیشترین هم‌خوانی را داشته و روند آن‌ها بسیار به هم نزدیک است. همچنین Socha و Dorigo (2008) نشان دادند که این الگوریتم قدرت بالایی در پیدا نمودن جواب بهینه دارد. به همین خاطر در این مطالعه الگوریتم Socha و Dorigo (2008) مورد استفاده قرار گرفت. روند کلی اجرای این الگوریتم به شرح ذیل است:

مدل احتساب رطوبت خاک (SMA)

الگوریتم احتساب رطوبت خاک (SMA) برخلاف سایر روش‌های محاسبه تلفات، سهم آب زیرزمینی و تبخیر و تعرق پتانسیل را در محاسبه جریان خروجی از حوضه در نظر می‌گیرد. به عبارتی می‌توان گفت این مدل حرکت آب و ذخیره آن را در گیاهان، سطح خاک و عمق خاک و لایه‌های زیرزمینی شبیه‌سازی کرده و با داشتن مقدار بارش و تبخیر و تعرق پتانسیل (ET)، جریان سطحی و جریان آب زیرزمینی، تلفات ناشی از تبخیر و تعرق و نفوذ را روزی کل حوضه آبریز محاسبه می‌کند. ورودی‌های مدل، داده‌های باران، تبخیر و تعرق پتانسیل و خروجی‌های آن باران مازاد، جریان آب زیرزمینی و نفوذ عمقی می‌باشد. هیدروگراف باران مازاد با استفاده از یکی از روش‌های انتقال رواناب بسته به نوع حوضه (روش کلارک) محاسبه و در خروجی حوضه با هیدروگراف‌های جریان آب زیرزمینی ترکیب می‌شود. مدل با استفاده از یک سری لایه‌های ذخیره‌کننده حوضه آبریز را تبیین می‌کند.

تخمین مقادیر اولیه و محدوده پارامترهای مدل

به علت استفاده از روش محاسبه تلفات احتساب رطوبت خاک (SMA)، تعداد پارامترهایی که باید تخمین زده شود، نسبت به دیگر روش‌های تلفات افزایش می‌باشد. از این رو در شبیه‌سازی ۲۶ بارش-رواناب حوضه توسط این مدل نیاز به تخمین اولیه ۱۸ پارامتر می‌باشد که از این تعداد ۱۸ پارامتر آن مربوط به روش SMA، ۲ پارامتر روش کلارک و نهایتاً ۴ پارامتر مربوط به دبی پایه است.

تخمین پارامترهای لایه‌های برگاب، چالاب و لایه پروفیل خاک با استفاده از جداول و روابطی که توسط Bennet (1998) Peters و Bennet (2000)، Rawls et al. (1982)، Khaleel (1986) Saxton et al. (1982) Skaggs (1986) تهیه شده، تعیین گردید. اما در لایه آب زیرزمینی ۱ و ۲ به دلیل نبود اطلاعاتی در مورد میزان نفوذ عمقی از لایه خاک و میزان مقدار آن را برابر با نصف مقدار نفوذ عمقی از لایه خاک و میزان نفوذ عمقی برای لایه دوم آب زیرزمینی بین دامنه ۰/۰۵-۰/۰۲۵ میلی‌متر بر ساعت برگریده شد (Garcia et al., 2008).

برای تعیین پارامترهای عمق ذخیره لایه آب زیرزمینی ۱ و ۲ ضریب ذخیره آن‌ها باید از منحنی فروکش هیدروگراف‌های گذشته استفاده شود که برای پارامترهای روش مخزن خطی (روش جاسازی دبی پایه که به علت انتخاب روش SMA باید در نظر گرفته شود). همان پارامترهای ضریب ذخیره لایه اول و دوم آب زیرزمینی در نظر گرفته شد (Fleming and Neary, 2004).

تحلیل حساسیت

تحلیل حساسیت روشی است که تعیین می‌کند کدام‌یک از پارامترهای مدل تاثیر بیشتری روی نتایج آن دارد. از سوی دیگر پارامترهای مدل را براساس سهم‌شان در خطای پیش‌بینی مدل

سریپ و همکاران: واسنجی خودکار مدل پیوسته بارش-رواناب...

که q یک پارامتر الگوریتم است. وقتی مقدار آن کوچک است روی بهترین جواب از لحاظ رتبه تاکید می‌کند و وقتی بزرگتر باشد احتمال انتخاب جواب‌های بد نیز میسر شده و به سمت احتمال انتخاب یکنواخت نزدیک می‌شود. همان‌طور که گفته شد رویه نمونه برداری بصورت بعد به بعد است، بدین معنی که اگر لازم باشد یک نقطه جدید با استفاده از جدول مذکور تولید شود هر مولفه آن نقطه بطور مستقل از سایر ابعاد آن نقطه تولید می‌شود. برای نمونه برداری و تولید بعد $n-1$ آن نقطه با توجه به وزن اختصاصی هریک از میانگین‌ها که در بالا تعریف شد یک میانگین انتخاب شده و سپس براساستابع گوسی تعریف شده مربوطه از اطراف آن میانگین نمونه برداری می‌شود.

مدت زمان واسنجی و صحت‌سنجی و معیارهای اندازه‌گیری

مدت زمان واسنجی را می‌توان به صورت ماهانه، شش‌ماهه، سه‌ماهه و سالانه در نظر گرفت. در نظر گرفتن مدت زمان یک‌ماهه نه تنها باعث افزایش میزان محاسبات واسنجی شد بلکه تعداد مجموعه پارامترهای حاصله برای حوضه افزایش یافت از سوی دیگر با در نظر گرفتن مدت زمان یک‌ساله جهت واسنجی مشکل عدم‌تطابق مناسب بین هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی دیده شد که خود به دلیل یکنواخت نبودن مقدار پارامترهای یک حوضه در طول یک‌سال می‌باشد. همچنین در نظر گرفتن مدت زمان فصلی یا سه‌ماهه گرچه نتایج رضایت‌بخشی داد اما با توجه به نزدیکی شرایط دو فصل به هم می‌توان به جای استفاده از واسنجی سه‌ماهه از شش‌ماهه استفاده کرد، که حجم محاسبات بدون آن که از دقت کار کاسته شود، کاهش یابد، این مدت زمان شبیه‌سازی توسط محققانی از جمله Fleming و Neary (2004) نیز تایید شده است. نهایتاً در تحقیق حاضر با توجه به شرایط حوضه و پیشنهادهای برگرفته از تحقیقات انجام‌گرفته دوره زمانی نیمسال آبی جهت واسنجی مدل استفاده شده است. تابع هدف مورد استفاده توسط (Nash و Sutcliffe 1970,b) می‌باشد. که مقادیر این تابع به ترتیب کمتر از $5/0$ غیرقابل قبول، بین $6/0$ و $5/0$ قابل قبول و بین $6/0$ و $8/0$ خوب و بیشتر از $8/0$ عالی می‌باشد و همچنین نتایج حاصله با معیارهای زیر نیز سنجیده شده‌اند.

$$E = 1 - \left(\sum_{i=1}^n (EST_i - REC_i)^2 / \sum_{i=1}^n (REC_i - \overline{REC})^2 \right) \quad (3)$$

E، تابع هدف (تابع نش-ساتکلیف)
 EST_i ، روان‌آب‌های محاسبه شده در زمان i
 REC_i ، روان‌آب‌های مشاهده شده در زمان i
 \overline{REC} ، میانگین روان‌آب‌های مشاهده شده

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (Q_{0i} - Q_{si})^2}{n}} \quad (4)$$

Q_{0i} ، دبی مشاهداتی

در الگوریتم‌های بهینه‌یابی هدف پیدا کردن نقطه بهینه است و این نقطه بسته به ابعاد مسئله (مسئله n بعدی) دارای n مولفه می‌باشد. هریک از بعدها در اینجا به متابه تک مسیری از n قطعه مسیری می‌ماند که باید در کنار هم قرار گیرد تا در نهایت مسیر حرکت مورچه به سمت نقطه هدف کامل شود. یک مورچه برای انتخاب هر تک مسیر با انتخاب‌های زیادی روبروست. انتخاب این تک مسیرها در الگوریتم گسسته مورچه براساس توزیع احتمالاتی گسسته و در الگوریتم پیوسته مورچه براساس توزیع احتمالاتی پیوسته انجام می‌گیرد. این تابع توزیع احتمال اساس الگوریتم مورچه را تشکیل می‌دهد. در الگوریتم پیوسته مورچه تابع توزیع احتمال پیوسته چیزی جز همان تابع شدت احتمال (PDF) نیست. Dorigo و Socha (2008) نمونه برداری از یک تابع شدت احتمال تحت عنوان تابع کرنل گوسی (Gaussian kernel) را پیشنهاد کردند. دلیل این انتخاب هم نمونه برداری ساده از این نوع تابع است. تابع کرنل گوسی در واقع جمع وزنی چندین تابع گوسی یک بعدی است که آن را با $(x - \mu)^T G \mu$ نشان می‌دهند:

$$G^i(x) = \sum_{l=1}^k \omega_l g_l^i(x) = \sum_{l=1}^k \omega_l \frac{1}{\sigma_l \sqrt{2\pi}} e^{-\frac{(x-\mu_l^i)^2}{2\sigma_l^2}} \quad (1)$$

از آن‌جا که تعداد تابع کرنل گوسی برابر تعداد بُعدهای مسئله، $n = 1, 2, \dots, k$ است، تعداد تابع کرنل PDF مورد نیاز معلوم خواهد شد. هر تابع کرنل گوسی خود مشکل از k تابع گوسی (مساوی تعداد انتخاب ممکن در هر بعد) می‌باشد. خود تابع گوسی با سه پارامتر معین می‌شود: ω ، وزن مربوط به هریک از تابع‌های گوسی تشکیل‌دهنده تابع کرنل می‌باشد، μ و σ به ترتیب میانگین و انحراف معیار تابع گوسی است.

برای نمونه برداری از هر بعد کافی است معلوم شود که اول اطراف کدام میانگین و با چه انحراف معیاری باید نمونه برداری شود. این که کدام میانگین برای نمونه برداری انتخاب شود، به وزن هر کدام از تابع گوسی ω بستگی دارد. قابل ذکر است k میانگین در هر بعد i در اختیار است، بنابراین یک جدول از میانگین‌ها با ابعاد $k \times i$ (ک سطر و i ستون) وجود دارد. پس هر سطر خود یک نقطه در فضای پیوسته مسئله می‌باشد و در کل k نقطه در فضای مسئله در اختیار بوده که باید از آن برای نمونه برداری استفاده گردد. هر یک از این نقاط معادل با یک مقدار تابع هدف می‌باشد که براساس آن بایستی بصورت بهترین تا بدترین (حداقل به حداکثر) مرتب شوند. بنابراین جدول جدید یک جدول مرتب شده از جواب‌ها (آرشیو جواب) می‌باشد که سطر اول آن بهترین جواب و سطر آخر (k) بدترین جواب را در بردارد. وزن انتخاب سطر $i-1$ که تأثیر مستقیم در انتخاب آن دارد براساس سطر i (همان i) بوده و به صورت ذیل تعریف می‌شود:

$$\omega_l = \frac{1}{qk\sqrt{2\pi}} e^{-\frac{(l-1)^2}{2q^2k^2}} \quad (2)$$

به صورت برف می‌باشد باعث تطبیق نه چندان خوب هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی در نیمه اول و زمان‌های ابتدایی نیمه دوم سال‌های آبی گردیده است که برخی معیارهای ارزیابی نیز این مطلب را تایید می‌کند. براساس جداول و شکل‌های مربوط به واسنجی، از بین ۴ سال واسنجی، ابتدای سال آبی ۶۹-۷۰ و بعد سال آبی ۶۲-۶۳ هم به لحاظ ظاهری و هم به لحاظ کمی ضعیف‌ترین نتایج را نشان می‌دهند. اگر این دو سال را با هم مقایسه شوند، وجه تشابه میان آن‌ها تعدد بیشتر دیهای اوج رخ داده در آن‌ها در مقایسه با سال‌های آبی ۶۴-۶۵ و ۷۵-۷۶ می‌باشد. همان‌طور که از شکل‌های (۴) و (۵) پیداست، مدل در برآورد دیهای بزرگتر، موفق‌تر از دیهای کوچک‌تر (کمتر از ۱ مترمکعب در ثانیه) عمل کرده است. این موضوع کاملاً روشن است، زیرا خطاهای در دیهای بزرگتر وزن بیشتری را به خود اختصاص می‌دهد، بنابراین در مرحله واسنجی مدل به جهت کم‌کردن خطای کل سعی می‌نماید تا به کاهش خطای این قسمت‌ها که وزن بیشتری دارند بپردازد که نتیجه آن تطبیق بهتر دیهای بزرگتر و عکس آن برای دیهای کمتر خواهد شد. اما در مرحله صحبت‌سنگی با توجه به جدول (۲) معیار نش-ساتکلیف و ضریب R برای تمامی سال‌ها به جز سال ۷۰-۷۱ به ترتیب در محدوده قابل قبول و بالای ۰/۷ قرار گرفته است. همان‌طور که از شکل‌های (۶) و (۷) نیز قابل مشاهده است تطابق خوبی بین هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی برای تمامی سال‌ها به جز سال ۷۰-۷۱ برقرار است.

تحلیل حساسیت تحقیق حاضر بر روی سال آبی ۷۵-۷۶ به عنوان نمونه انجام گرفت. مقدار هر پارامتر با ثابت نگه داشتن مقادیر دیگر در دو مقدار $10\% \pm$ تغییر کرد. بیشترین درصد تغییرات نسبی مربوط به پارامترهای حداکثر ذخیره کششی خاک، حداکثر ذخیره خاک و حداکثر نرخ نفوذ خاک دیده شد به عبارت دیگر این سه پارامتر تأثیرگذارترین پارامترها هستند. اما در مورد بقیه پارامترها مدل نسبت به تغییرات آن‌ها تقریباً دارای درصد تغییرات نسبی کمتر از یک درصد و حتی نزدیک به صفر بوده که نشان‌دهنده غیرحساس بودن مدل نسبت به این پارامترها می‌باشد. در جدول (۳) نتایج حاصل از مدل با تحقیقات مشابه سایر محققین مقایسه شده است. هریک از آن‌ها توابع هدف متفاوتی را در نظر گرفتند. مقایسه نتایج مدل حاضر با نتایج ارائه شده در این جدول حاکی از مطلوب بودن نتایج این تحقیق می‌باشد. شایان ذکر است که از میان آن‌ها تنها Buzzella (2013) از برنامه خارجی برای واسنجی استفاده نمود که بهترین معیار نش-ساتکلیف برای مدل او ۰/۵۶ به دست آمد.

Q_{S_i} ، دبی محاسباتی
 n ، تعداد دبی‌های محاسباتی و مشاهداتی موجود

$$PEV = 100 \times \left| \frac{V_0 - V_S}{V_0} \right| \quad (5)$$

V_0 ، حجم هیدروگراف مشاهداتی
 V_S ، حجم هیدروگراف محاسباتی

$$R = \frac{\sum_{i=1}^n (Q_{0,i} - \bar{Q}_0) \times (Q_{S,i} - \bar{Q}_S)}{\sqrt{[\sum_{i=1}^n (Q_{0,i} - \bar{Q}_0)^2 \times \sum_{i=1}^n (Q_{S,i} - \bar{Q}_S)^2]}} \quad (6)$$

\bar{Q}_0 ، میانگین دبی‌های مشاهداتی
 \bar{Q}_S ، میانگین دبی‌های محاسباتی

مدل سازی

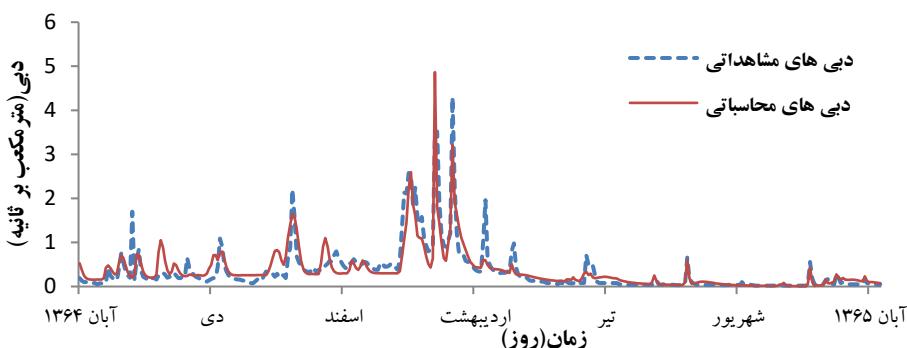
براساس تحقیق Refsgaard و Knudsen (1996)، در یک روش تعداد سال‌های واسنجی باید برابر طول مدت واسنجی و تعداد سال انتخابی جهت صحبت‌سنگی باشد. لذا در این تحقیق ۴ سال برای واسنجی و ۴ سال برای صحبت‌سنگی و ارزیابی انتخاب شد. بنابراین از سال‌های آبی ۶۴-۶۵، ۶۲-۶۳ و ۷۵-۷۶ برای واسنجی و ۶۳-۶۴، ۷۰-۷۱ و ۷۳-۷۴ برای صحبت‌سنگی مدل استفاده شد، هر سال آبی خود در دو نیمسال (۰ آبان تا ۱۰ آذر) به دست آمد و اردیبهشت تا ۹ آبان (شیوه‌سازی شد).

نتایج و بحث

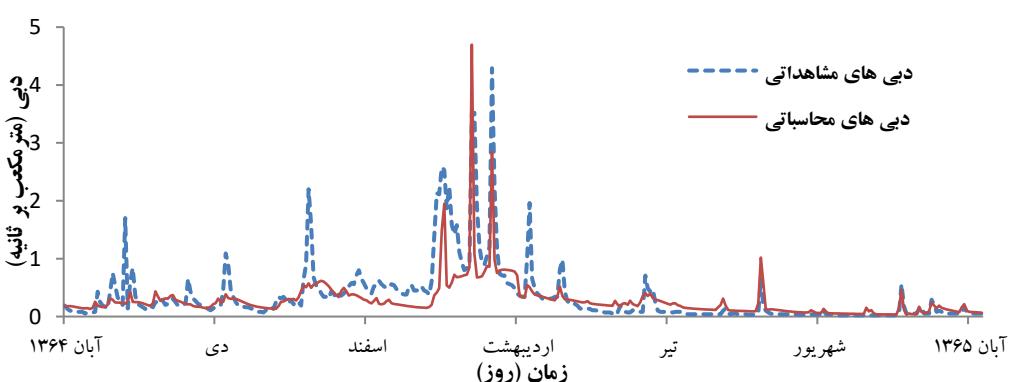
نتایج واسنجی

همان‌طور که اشاره شد وقت‌گیر بودن روش سعی و خطا استفاده از این روش را سخت کرده است. علاوه بر این دقت روش واسنجی دستی در مقایسه با واسنجی خودکار کلونی مورچه‌ها پایین تر به دست آمده است. برای روش شدن اهمیت موضوع واسنجی دستی برای سال آبی ۶۴-۶۵ انجام شد که نتایج حاصله در شکل (۲) آورده شده است. با مقایسه آن با واسنجی خودکار معادل آن شکل (۳) می‌توان مشاهده کرد که نتایج واسنجی خودکار کلونی مورچه نتایج بهتری را ارائه داده است.

در مرحله واسنجی با توجه به نتایج حاصله از جدول (۱) معیار ارزیابی نش-ساتکلیف و ضریب R برای تمامی سال‌های آبی مورد استفاده بهتر ترتیب بیش از مقدار ۰/۶ و ۰/۰ برآورد شده است، که مقدار ضریب نش-ساتکلیف بزرگتر از ۰/۶ نشان از تطابق خوب هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی می‌باشد که شکل‌های (۴) و (۵) نیز گویای این مطلب است. البته با توجه به این نمودارها نکات قوت و ضعفی مشاهده می‌شود، از جمله تطابق اکثر اوج‌های مشاهداتی و محاسباتی که نشان از برآورد خوب مدل می‌باشد، اما به دلیل در نظر گرفته نشدن پدیده برف در محاسبه‌ها و دانستن این مطلب که در نیمه اول هر سال آبی بیشتر بارش‌ها



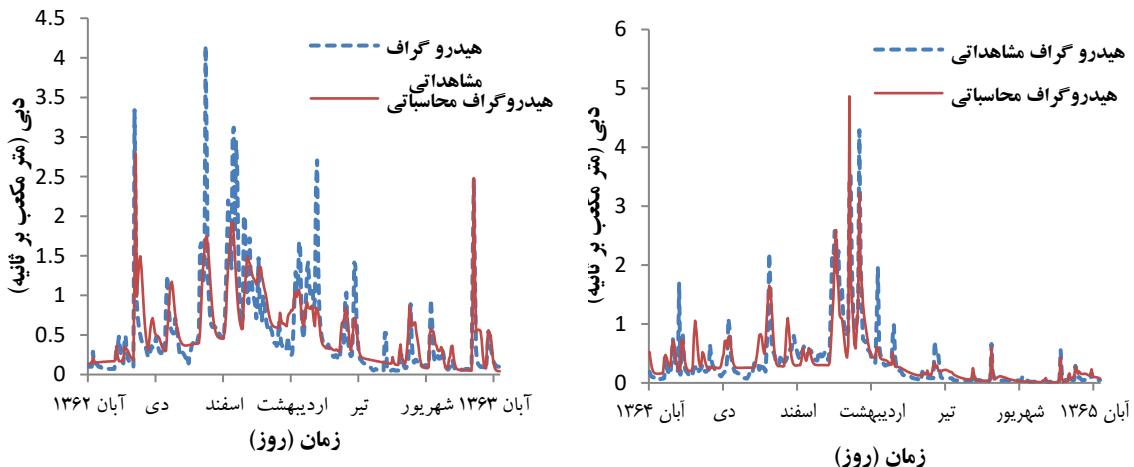
شکل ۲- مقایسه هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی واسنجی به روش سعی و خطأ سال آبی ۶۴-۶۵



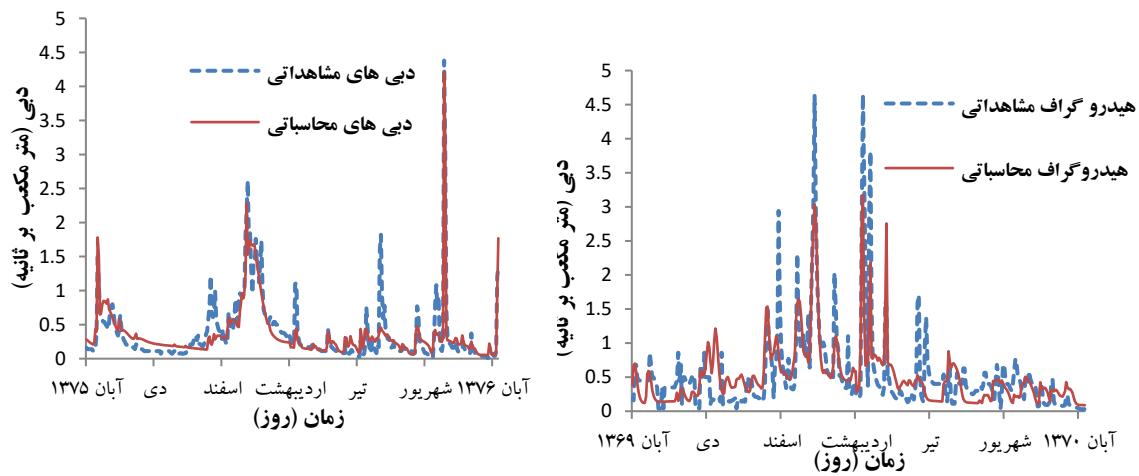
شکل ۳- مقایسه هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی واسنجی به روش خودکار سال آبی ۶۴-۶۵

جدول ۱- نتایج حاصل از واسنجی مدل SMA در هر سال آبی

سال آبی	E	RMSE(m^3/s)	R	PEV(%)
۶۲-۶۳	.۰/۶	.۰/۳۸	.۰/۷۸	۴/۱
۶۴-۶۵	.۰/۷۶	.۰/۲۶	.۰/۸۷	۴
۶۹-۷۰	.۰/۶	.۰/۴	.۰/۷۷	۲/۱
۷۵-۷۶	.۰/۸	.۰/۲۱	.۰/۹	۰/۵۲



شکل ۴- مقایسه هیدرو گراف‌های مشاهداتی و محاسباتی مرحله واسنجی سال آبی ۶۲-۶۳ و ۶۴-۶۵

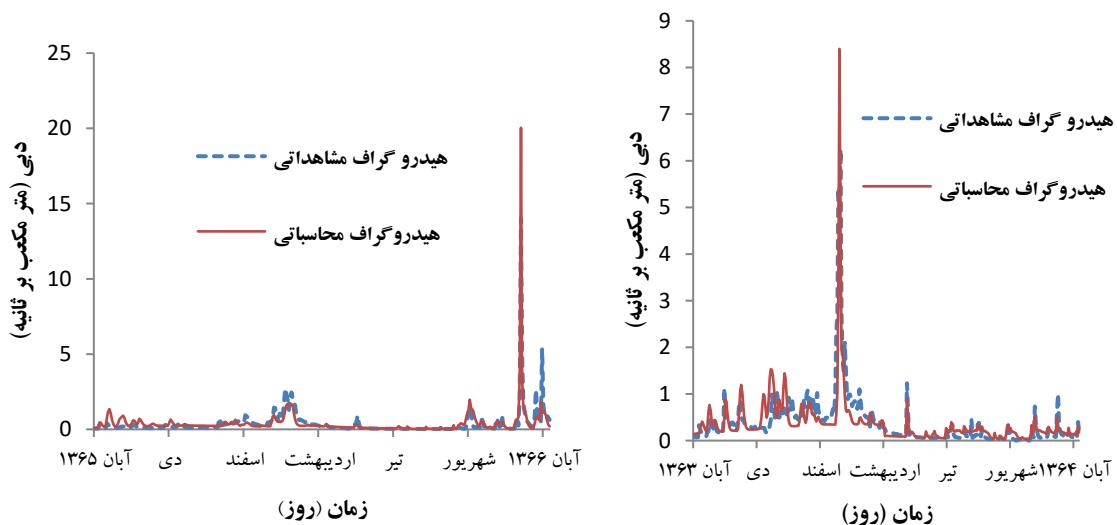


شکل ۵- مقایسه هیدرو گراف‌های مشاهداتی و محاسباتی مرحله واسنجی سال آبی ۶۹-۷۰ و ۷۵-۷۶

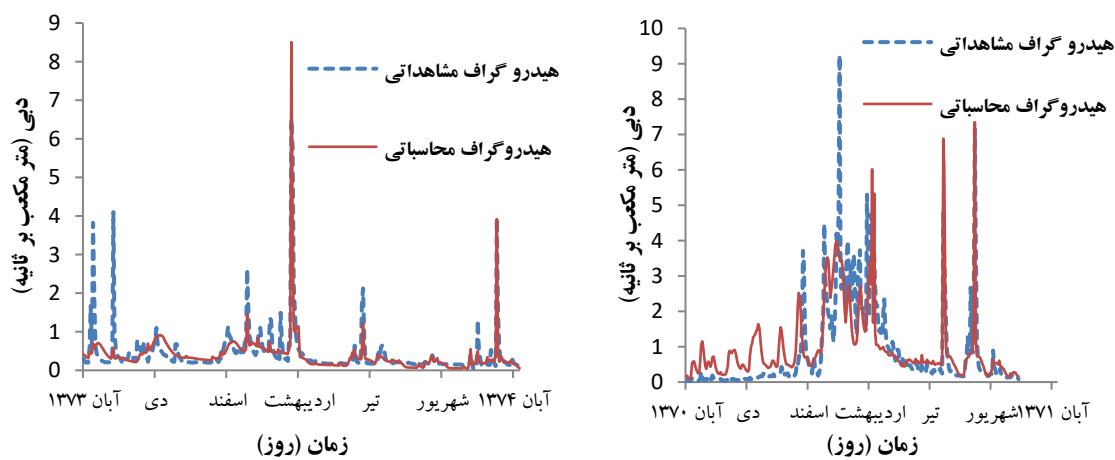
جدول ۲- نتایج حاصل از صحبت‌سنگی

سال آبی	E	RMSE(m^3/s)	R	PEV(%)
۶۳-۶۴	۰/۶۴	۰/۳۶	۰/۸۱	۲/۱
۶۵-۶۶	۰/۷	۰/۵	۰/۹	۷/۴
۷۰-۷۱	۰/۵۸	۰/۸۱	۰/۷۷	۱۵/۸
۷۳-۷۴	۰/۶۴	۰/۳۷	۰/۸۱	۸/۵۴

سرتیپ و همکاران: واسنجی خودکار مدل پیوسته بارش-رواناب...



شکل ۶- مقایسه هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی مرحله صحتسنجی سال آبی ۶۳-۶۴ و ۶۵-۶۶



شکل ۷- مقایسه هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی مرحله صحتسنجی سال‌های آبی ۷۰-۷۱ و ۷۳-۷۴

جدول ۳- نتایج حاصل از واسنجی و صحت‌سنجدی سایر محققین براساس شبیه‌سازی بارش رواناب به صورت پیوسته با استفاده از HMS-SMA

R	R^2	محدوده معیار ارزیابی بترتیب برای واسنجی و صحت‌سنجدی PEV(%)	Ea	E	نوع واسنجی	بازه اندازه‌گیری داده‌ها	نوع واسنجی	مساحت(km ²)	نام زیر حوضه	محل تحقیق	محققان
-	-	۶/۲۰ تا ۵/۰ و ۰/۵۵ و ۰/۲۷ و ۰/۰۵ تا ۰/۰۵	-	-	شش- ماهه(توصیه شده)	-	دستی و خودکار	۲۷۵	بیردستون ن جامستون ن	آمریکا	Fleming و Neary, 2004
-	-	۰/۰۵ تا ۰/۰۳ و ۰/۰۰ تا ۰/۰۵ و ۰/۰۹ تا ۰/۰۸	-	-	-	-	HMS	۵۵۰	-	-	-
۰/۷۶ و ۰/۰۰	-	۲۴ و ۲۴/۷	-	-	-	-	-	۳۱۹	میتشل	-	-
۰/۷۸ و ۰/۰۰	-	۲۷ و ۱۲	-	-	-	-	-	۱۳۴۰	تورندال	Cunderli و k	-
۰/۷۴ و ۰/۰۰	-	۳/۴ و ۷/۴	-	-	شش ماهه	روزانه	دستی	۳۰۶	اینرکیپ	کانادا	Simono vic, 2004
۰/۷۹ و ۰/۰۰	-	۱۰/۵ و ۱۵	-	-	-	-	-	۱۴۹	تامسфорد	-	-
۰/۹۵ و ۰/۰۰	-	۷/۶ و ۸/۸	-	-	-	-	-	۳۱۰	باپرون	-	-
-	-	۱۵/۳ و ۱۵/۶	-	۰/۵ و ۰/۳۲	-	-	خودکار	۴۷۸۰	آنداکلو	-	-
-	-	۸/۴ و ۱۱	-	۰/۴۴ و ۰/۳۸	-	روزانه	(برنامه خارجی (DSS	۷۷۰۰	آگریو آرژانتین	Buzzella , 2013	-
-	-	۱/۳ و ۱/۷	-	۰/۵۶ و ۰/۵۳	-	-	-	۱۹۹۰۰	نیکوئن	-	-

۷۶-۷۵ است که با میزان نش-ساتکلیف ۰/۷۹۲ در محدوده عالی قرار دارد. در مرحله صحتسنجی نیز همانند واسنجی تطابق نسبتاً قابل قبولی در هر سال مشاهده شد که معیار ارزیابی نش-ساتکلیف نیز این مطلب را تایید می‌نماید. از این بین سال آبی ۶۵-۶۶ با مقدار نش-ساتکلیف ۰/۷ در محدوده خوب قرار گرفت. در مرحله تحلیل حساسیت پارامترهایی که مدل نسبت به تعییر مقدار آن‌ها بسیار حساس هست، شامل حداکثر ذخیره کششی خاک، حداکثر ذخیره خاک و حداکثر نرخ نفوذ خاک و حداکثر نرخ نفوذ عمقی خاک می‌باشد در صورتی که بقیه پارامترها در حدود ۱تا ۲ درصد یا کمتر از این مقادیر بر روی درصد تغییرات نسبی معیارهای اندازه‌گیری R و نش-ساتکلیف اثر داشتند به عبارت دیگر مدل نسبت به تعییرات این پارامترها تقریباً حساس نیست. در پایان نتایج حاصل از تحقیق حاضر با نتایج سایر محققان مقایسه شده است و همان‌طور که مشخص است نتایج به دست آمده در این تحقیق در مقایسه با نتایج دیگر مناسب و قابل قبول می‌باشد.

نتیجه‌گیری

در تحقیق حاضر با توجه به ضعف واسنجی خودکار نرم‌افزار HMS-SMA و وقت‌گیر بودن واسنجی دستی از الگوریتم بهینه‌سازی کلونی مورچه‌ها جهت واسنجی بهره برده شد. از این رو هشت سال آماری با پراکندگی متفاوت برای واسنجی و ارزیابی مدل استفاده گردید. شبیه‌سازی‌ها برای هر سال از حدود ۱۰ آبان تا ۹ اردیبهشت برای ۶ ماه اول و از ۱۰ اردیبهشت تا ۹ آبان برای ۶ ماه دوم انجام شد.

در نتایج حاصل از واسنجی مدل که بر روی چهار سال آماری ۶۳-۶۴-۶۵-۶۶ و ۷۶-۷۰-۶۹-۷۵ در دو نیمه سال انجام گرفت، مشاهده شد که با این‌که در نیمه اول سال تجمع و ذوب برف رخ می‌دهد، تطابق نسبتاً مناسبی بین هیدروگراف‌های مشاهداتی و محاسباتی حاصل شده است. در نیمه دوم سال به‌دلیل نبود این پدیده و وجود بارش‌ها به‌صورت باران نتایج بهتری به‌دست آمد. از طرفی با توجه به اینکه که مقدار معیار نش-ساتکلیف برای تمامی سال‌ها بزرگتر از ۰/۶ می‌باشد، می‌توان نتایج حاصل از واسنجی را خوب دانست. بهترین حالت در مرحله واسنجی مربوط به سال آبی

منابع

- 1- Bennett, T.H. and Peters, J.C., 2000. Continuous soil moisture accounting in the hydrologic Engineering Center Hydrologic Modeling System (HEC-HMS). In *Building Partnerships* (pp. 1-10).
- 2- Bennett, T.H., 1998. *Development and application of a continuous soil moisture accounting algorithm for the Hydrologic Engineering Center Hydrologic Modeling System (HEC-HUMS)*. University of California, Davis.
- 3- Bilchev, B. and parmee, I. C. 1995. The ant colony metaphor for searching continuous design spaces. Proc. of the AISB Workshop on Evolutionary Computation, Lect. Notes in Comput. Sci.
- 4- Bilchev, G. and Parmee, I.C., 1995, April. The ant colony metaphor for searching continuous design spaces. In *AISB workshop on evolutionary computing* (pp. 25-39). Springer, Berlin, Heidelberg.
- 5- Cunderlik, J. and Simonovic, S.P., 2004. *Calibration, verification and sensitivity analysis of the HEC-HMS hydrologic model*. Department of Civil and Environmental Engineering, The University of Western Ontario.
- 6- Dréo, J. and Siarry, P., 2002, September. A new ant colony algorithm using the heterarchical concept aimed at optimization of multiminima continuous functions. In *International Workshop on Ant Algorithms* (pp. 216-221). Springer, Berlin, Heidelberg.
- 7- Fleming, M. and Neary, V., 2004. Continuous hydrologic modeling study with the hydrologic modeling system. *Journal of hydrologic engineering*, 9(3), pp.175-183.
- 8- García, A., Sainz, A., Revilla, J.A., Álvarez, C., Juanes, J.A. and Puente, A., 2008. Surface water resources assessment in scarcely gauged basins in the north of Spain. *Journal of Hydrology*, 356(3-4), pp.312-326.
- 9- Lastoria, B., 2008. *Hydrological processes on the land surface: A survey of modelling approaches* (p. 60). Università di Trento. Dipartimento di ingegneria civile e ambientale.

- 10-Mathur, M., Karale, S.B., Priye, S., Jayaraman, V.K. and Kulkarni, B.D., 2000. Ant colony approach to continuous function optimization. *Industrial & engineering chemistry research*, 39(10), pp.3814-3822.
- 11-Monmarché, N., Venturini, G. and Slimane, M., 2000. On how Pachycondyla apicalis ants suggest a new search algorithm. *Future generation computer systems*, 16(8), pp.937-946.
- 12-Nash, J.E. and Sutcliffe, J.V., 1970. River flow forecasting through conceptual models part I—A discussion of principles. *Journal of hydrology*, 10(3), pp.282-290.
- 13-Nash, J.E. and Sutcliffe, J.V., 1970. River flow forecasting through conceptual models part I—A discussion of principles. *Journal of hydrology*, 10(3), pp.282-290.
- 14-Rawls, Walter J., Donald L. Brakensiek, and K. E. Saxton. "Estimation of soil water properties." *Transactions of the ASAE* 25, no. 5 (1982): 1316-1320.
- 15-Refsgaard, J.C. and Knudsen, J., 1996. Operational validation and intercomparison of different types of hydrological models. *Water Resources Research*, 32(7), pp.2189-2202.
- 16-Saxton, K.E., Rawls, W., Romberger, J.S. and Papendick, R.I., 1986. Estimating generalized soil-water characteristics from texture 1. *Soil Science Society of America Journal*, 50(4), pp.1031-1036.
- 17-Skaggs, R.W. and Khaleel, R., 1982. Infiltration. *Hydrologic modeling of small watersheds. ASAE Monogr*, 5, pp.121-166.
- 18-Socha, K. and Dorigo, M., 2008. Ant colony optimization for continuous domains. *European journal of operational research*, 185(3), pp.1155-1173.



EXTENDED ABSTRACT

Automatic Calibration of the Continuous HMS-SMA Rainfall-Runoff Model using the Metaheuristic Algorithm (Case Study: Kasilian Basin)

F. Sartip¹, F. Radmanesh^{2*}, H. Zarei³ and M. Salari jazi⁴

- 1- MSc of Water resource Engineering Department of Shahid Chamran University of, Ahvaz, Iran.
- 2*- Corresponding Author, Associate Professor, Water Engineering Department, Shahid Chamran University of Ahvaz, Iran. (*radmanesh@scu.ac.ir*)
- 3- Associate Professor, Water Engineering Department, Shahid Chamran University of Ahvaz, Iran.
- 4- Assistant Professor, Water Engineering Department, Faculty of Water and Soil Engineering, Gorgan University of Agricultural Sciences and Natural Resources.

Received:13 November 2015

Accepted: 23 October 2016

Keywords: HMS-SMA, Ant colony optimization algorithm, Kasilian basin, calibration.

Introduction

Rainfall-runoff simulation models can be used in many water resources applications such as flood control, drought management. Although modeling is both continuous and single-event, continuous modeling has been less important in our country. In continuous models, more hydrological parameters are involved in comparison with single-event models, although this leads to more complicated modeling, but instead of a more realistic conditions of the hydrological system of the watershed will be illustrated and, in continuous systems, the surface water status can be monitored over a long period of time. Single-event models simulate only one incident, hence the moisture content between rainfall events is not considered, in contrast to continuous models of longer periods for estimating the response of the hydrologic information of the basin considered throughout the length of the rainfall events and between them (Lastoria, 2008). The American Hydrological Engineers Center (HEC), along with continuous hydrologic modeling, added the Soil Moisture Accounting (SMA) soil moisture content algorithm based on the PRMS model to the HMS software (Bennett, 1998). In this research, the aim is to provide an automatic calibration model based on the ant colony for the HMS-SMA soil moisture model. In this continuous model, the multiplicity of the considered parameters of the model, in addition to causing the difficulty of calibration by the method of trial and error, which also allows the automatic calibration of the software package to fail. For this purpose, in this research, by selecting a continuous HMS-SMA rainfall-runoff model, an external optimization program (Antion Cluster Algorithm (ACOR)) was used to overcome the weakness.

Methods and Materials

Kasilian basin, the second most famous basin in the country, is between the latitudes of "45 ° 58 ° 35 'and' 45 ° 07 ° 36 'northern and longitude' 30 ° 10 ° 53 'to' 30 ° 17 ° 53' Eastern. For simulation and extraction of Thiessen Polygons from data of 16 years of precipitation (1360-1766), three rain-storm stations on daily scale as well as daily discharge data of Walik-Ben station as the only hydrometric station of the basin for observational discharges were used, also evaporation data of the Sangdeh station were prepared on a daily basis during the aforementioned statistical period. Since the searches are performed locally in these two ways, they have weaknesses such as being sensitive to the initial values of the parameters and are not able to find

the optimal response. Therefore, the Metaheuristic algorithm (clone optimization algorithm for ants) has been used for calibration in this research.

Results and Discussion

In the calibration step, according to the results of Table 1, the Nash-Sutcliff and R coefficients for all the mentioned years are more than 0.6 and 0.7, respectively, where the magnitudes of the Nash coefficient -Statistics larger than 0.6 represent an appropriate agreement of observational and computational hydrographs, as shown in Figures 4 and 5.

Table1- Results of Calibration of the SMA Model in any Water Year

Water Year	E	RMSE(m^3/s)	R	PEV(%)
62-63	0/6	0/38	0/78	4/1
64-65	0/76	0/26	0/87	4
69-70	0/6	0/4	0/77	2/1
75-76	0/8	0/21	0/9	0/52

However, in the verification stage, according to Table 2, the Nash-Sutcliff and the R-coefficient for all years, ranging from 71-70, are in an acceptable range of 0.7, respectively. As can be seen from Figures (1) and (2), there is a good agreement between observational and computational hydrographs for all years ranging from 71 to 70 years.

Table2- Results of Validation

Water Year	E	RMSE(m^3/s)	R	PEV(%)
63-64	0/64	0/36	0/81	2/1
65-66	0/7	0/5	0/9	7/4
70-71	0/58	0/81	0/77	15/8
73-74	0/64	0/37	0/81	8/54

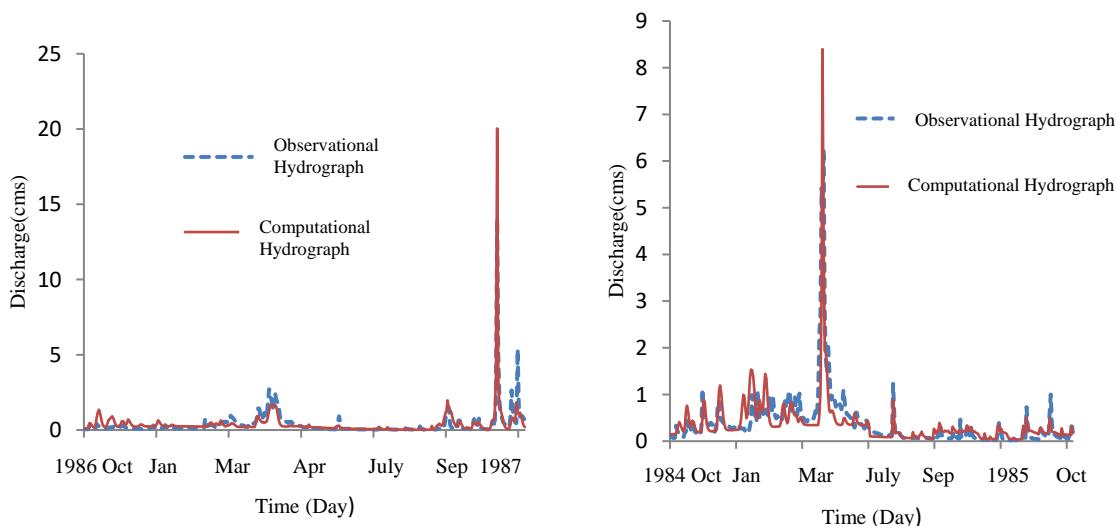


Fig 1- Comparison of Observational and Computational Hydrographs in the Period of Validation of the Years 1966-64 and 66-65

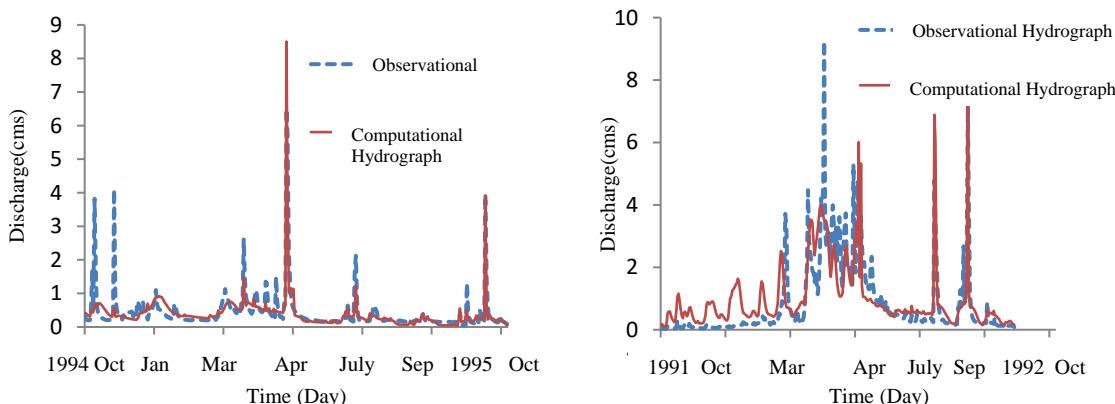


Fig. 2- Comparison of Observational and Computational Hydrographs. Validation Period of Water Years of: 71-70 74-73

The sensitivity analysis of the present study was carried out on a 75-76 year as an example. The value of each parameter was fixed by keeping other values in two values of $\pm 10\%$. The highest percentage of relative variations was observed in the parameters of maximum soil tensile storage, maximum soil reserves and maximum penetration rate. In other words, these three parameters are the most effective parameters. But for the rest of the parameters, the model has a relative percentage change of less than 1% and even close to zero, indicating the model's insensitivity to these parameters, relative to their variations.

In this study, due to the automatic calibration weakness of the HMS-SMA software and the time-consuming manual calibration, an ant colony optimization algorithm was used for calibration. Therefore, eight years of statistical analysis with different scattering were used to calibrate and evaluate the model. Simulations were performed for each year from about 10 November to 9 May for the first 6 months and from 10 May to 9 November for the second 6 months.

Conclusion

In the results of calibration model that was performed on four years of 63-62, 65-64, 70-69 and 76-75 in two half-years, it was observed that while in the first half of the year accumulation and melting of snow Occurs, a relatively good correlation between observational and computational hydrographs is achieved. In the second half of the year, due to the absence of this phenomenon and the presence of rainfall in the form of rain, better results were obtained. On the other hand, considering that the value of the Nash-Sutcliff criterion for all years is greater than 0.6, the calibration results can be well understood. The best condition in the calibration phase is the 76-75 water year, which has a magnitude of 792 Ns-Sutcliffe. In the validation phase, as well as the calibration of a fairly acceptable adaptation in each year, the Nash-Sutcliff assessment criterion confirms this. From this, the water year 66-65 with a Nash-Satchel content of 0.7 was in acceptable range. In the analysis stage, the sensitivity of the parameters to which the model is sensitive to the variation in their content is the maximum soil tensile strength, maximum soil storage, maximum soil infiltration rate and maximum penetration depth of the soil, while the rest of the parameters are about 1 to 2% or less of these values were affected by the percentage variation of the R and N-Sutcliff measurements. In other words, the model is not nearly sensitive to the changes in these parameters. At the end, the results of this study are compared with the results of other researchers. As it is stated, the results obtained in this study are appropriate and acceptable in comparison with other results.

Resources

- 1- Bennett, T., 1998. Development and application of a continuous soil moisture accounting algorithm for the Hydrologic Engineering Center Hydrologic Modeling System (HEC-HMS). Thesis, University of California.
- 2- Lastoria, B. 2008. Hydrological Processes on the Land Surface: A Survey of Modelling Approaches. Trento, Italy: FORALPS Technical Report 9.