

مقایسه سه روش مختلف برآورد تلفات بارش در مدل HEC-HMS در شبیه‌سازی رواناب (مطالعه موردي: حوضه قره‌سو در کرمانشاه)

میلاد مرادی^۱، یعقوب دین‌پژوه^{۲*}، سمیه عزیزی^۳

۱. دانش آموخته کارشناسی ارشد مهندسی منابع آب، دانشگاه شهید باهنر، کرمان، ایران

۲. دانشیار گروه مهندسی آب، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران

۳. دانشجوی کارشناسی ارشد سازه‌های آبی، دانشگاه تبریز، تبریز، ایران

(تاریخ دریافت ۱۳۹۶/۰۳/۰۱؛ تاریخ تصویب ۱۳۹۶/۱۱/۱۲)

چکیده

مدل‌سازی بارش- رواناب یکی از راه حل‌های کلیدی در هیدرولوژی برای دست‌یابی به خصوصیات سیلاب، مانند میزان دبی اوج و زمان رسیدن به اوج بهشمار می‌رود. یکی از مشکلات اساسی در اجرای HEC-HMS در ایران و سایر کشورهای جهان، که اساساً مدل در آن توسعه داده نشده، انتخاب مناسب‌ترین روش برای تخمین مقدار نفوذ است. در این پژوهش، عملکرد مدل HEC-HMS با استفاده از سه روش مختلف تخمین شامل نفوذ شماره منحنی (CN)، گرین-آمپت و اولیه- ثابت در پیش‌بینی حجم رواناب، جریان اوج و زمان رسیدن به اوج سیلاب ارزیابی شد، و آب‌نمود رخدادهای بارش- رواناب در حوضه قره‌سو واقع در استان کرمانشاه شبیه‌سازی شد. هشت رخداد بارش- رواناب، توسط مدل HEC-HMS شبیه‌سازی شد و با رخدادهای نظیر مشاهداتی مقایسه شد. نتایج نشان داد روش شماره منحنی در پیش‌بینی حجم رواناب (پس از واسنجی) دقیق قابل قبولی ($R^2 = 0.84$ ، $E = 0.06$ و $CRM = 0.04$) دارد. با این حال، روش اولیه- ثابت، میزان دبی اوج را با دقت زیادی ($R^2 = 0.95$ و $E = 0.01$ ، $CRM = 0.01$) برآورد کرد. همچنین، شکل آب‌نمودهای واسنجی شده، بسیار شبیه به آب‌نمودهای مشاهداتی در روش‌های شماره منحنی و اولیه- ثابت بود. با این حال، به کارگیری روش گرین- آمپت اعتمادپذیری کمی را در برآورد حجم رواناب کل و دبی اوج از خود نشان می‌دهد. دقت مدل در برآورد زمان اوج سیلاب‌های مدل‌سازی شده، با مقایسه مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده توسط روش‌های منتخب ارزیابی شد که نتایج ارزیابی زمان اوج سیلاب، بیشترین اطمینان‌پذیری را در روش شماره منحنی (۶/۳۶ درصد) نشان می‌دهند.

کلیدواژگان: آمپت، تلفات اولیه- ثابت، دبی اوج، شماره منحنی، گرین -HEC-HMS.

مقایسه کردند. نتایج پژوهش آنها نشان داد آبنمودهای حاصل از مدل PSO-HMS بازش مناسبتری با مشاهدات داشتند. کاپوسی و جلینی [۸] نقش مخازن تأخیری در کنترل سیالب خروجی از حوضه جعفرآباد گلستان را با استفاده از مدل HEC-HMS بررسی کردند. نتایج پژوهش آنها نشان داد احداث مخازن تأخیری، حجم سیالب را در مخزن خالی، نیمه‌پر و پر به ترتیب، به اندازه $61/1$ و $33/2$ و $0/8$ درصد کاهش می‌دهد. طاهری تیزرو و همکارانش [۹] با تلفیق مدل GLDAS و WMS/HEC-HMS، رواناب منطقه پل‌رود واقع در استان گیلان را شبیه‌سازی کردند. نتایج پژوهش آنها نشان داد مدل تلفیقی HEC-HMS و GLDAS را ارائه شده، ابزار قابل قبولی برای پیش‌بینی رواناب در مناطق بدون آمار است. داریان و همکارانش [۱۰] بر اساس الگوریتم ژنتیک (GA) واسنجی خودکار، مدل HEC-HMS را به‌منظور شبیه‌سازی رواناب حاصل از ذوب برف در حوضه آجی‌چای تبریز استفاده کردند. نتایج پژوهش آنها بیان کننده دقیق خوبی مدل هیبرید HEC-HMS و GA در مقایسه با سایر روش‌های موجود است.

یکی از مشکلات اساسی در اجرای HEC-HMS در ایران و سایر کشورهای جهان، که اساساً مدل در آن توسعه داده نشده است، انتخاب مناسب‌ترین روش برای تخمین مقدار نفوذ است. به نظر می‌رسد، به‌منظور اطمینان از قابلیت استفاده مدل یادشده لازم است پژوهش جامعی در زمینه انتخاب مناسب‌ترین مدل برای شبیه‌سازی نفوذ انجام گیرد. هدف از پژوهش حاضر، ارزیابی توانایی مدل HEC-HMS در پیش‌بینی حجم رواناب، جریان اوج و زمان به اوج رسیدن سیالب، و همچنین شبیه‌سازی آبنمودهای رخدادهای بارش- رواناب در حوضه قره‌سو واقع در غرب ایران و انتخاب مناسب‌ترین روش تخمین نفوذ از بین سه روش CN، گرین-آمپت و مقدار اولیه- ثابت است. به‌همین منظور، از بین روش‌های مختلف برای تخمین مقدار نفوذ مدل HEC-HMS در حوضه آبریز قره‌سو در کرمانشاه ارزیابی شده و عملکرد آن در حوضه یادشده ارائه می‌شود.

مواد و روش‌ها

منطقه پژوهش شده

حوضه آبخیز قره‌سو به مساحت ۵۲۷۸ کیلومترمربع و

مقدمه

مدلهای کامپیوترا قادر به پیش‌بینی آثار منفی رواناب و سیل (مانند فرسایش خاک و انتقال آلاینده در مقیاس‌های زمانی و مکانی مختلف) هستند [۱ و ۲]. با وجود در دسترس بودن دستورالعمل کتاب‌های راهنمای استفاده از این مدل‌ها مشکل است، بهخصوص در حوضه‌هایی که مشخصات اقلیمی و جغرافیایی آن با جایی که در آن مدل هیدرولوژیکی استفاده شده، تفاوت دارد. در چنین شرایطی، در دسترس بودن مطالعات پیشین، که در آنها مدل‌ها با موفقیت استفاده و صحبت‌سنگی شده‌اند، تحلیل فرایندهای هیدرولوژیکی را آسان می‌کند و در نتیجه دستورالعمل‌هایی را برای مدیریت آبخیز ارائه می‌دهد. مدل‌های بارش- رواناب، از ابزارهای مناسب برای بررسی فرایندهای هیدرولوژیکی و ارزیابی منابع آبی است. مدل‌سازی بارش- رواناب یکی از راه حل‌های کلیدی در هیدرولوژی برای دست‌یابی به خصوصیات سیالب، مانند میزان دبی اوج و زمان رسیدن به اوج به‌شمار می‌رود. یکی از مدل‌های پرکاربرد برای شبیه‌سازی بارش- رواناب، مدل HEC-HMS است [۳].

گامیندوگا و همکارانش [۴] با استفاده از روش آبنمود واحد اشتایدر و مدل HEC-HMS رواناب حوضه مانیام (در کشور زیمباوه) را شبیه‌سازی کردند. یافته‌ها نشان داد مدل به‌طور موفقیت‌آمیزی حجم رواناب و دبی اوج را هم در مرحله واسنجی ($NSE=0.68$) و هم در مرحله صحبت‌سنگی ($NSE=0.61$) پیش‌بینی می‌کند. یک حوضه نیمه‌خشک در شمال غرب چین توسط گاو و همکارانش [۵] با استفاده از مدل HEC-HMS مدل‌سازی هیدرولوژیکی شد. نتایج پژوهش آنها نشان داد که مدل همواره آبنمودهای زمستان، بهار و همچنین برخی جریان‌های تابستانی را کمتر از مقدار واقعی برآورد می‌کند که علت آن اختلاف بین پاسخ غیرخطی بارش- رواناب در حوضه عنوان شده است. رحمان و همکارانش [۶] با به‌کارگیری مدل HEC-HMS، رابطه بارش- رواناب را به‌منظور روندیابی آبنمود سیالب در غرب عربستان شبیه‌سازی کردند. نتایج پژوهش آنها نشان داد هر دو آبنمود (واسنجی شده و صحبت‌سنگی شده) سازگاری بسیار مناسبی (خطای نسبی $2/1$ درصد) با آبنمودهای مشاهداتی دارند. گرم‌های و همکارانش [۷] روش‌های واسنجی خودکار HEC-HMS و Nelder-Mead روی مدل HEC-HMS در حوضه آبریز سد کارده را

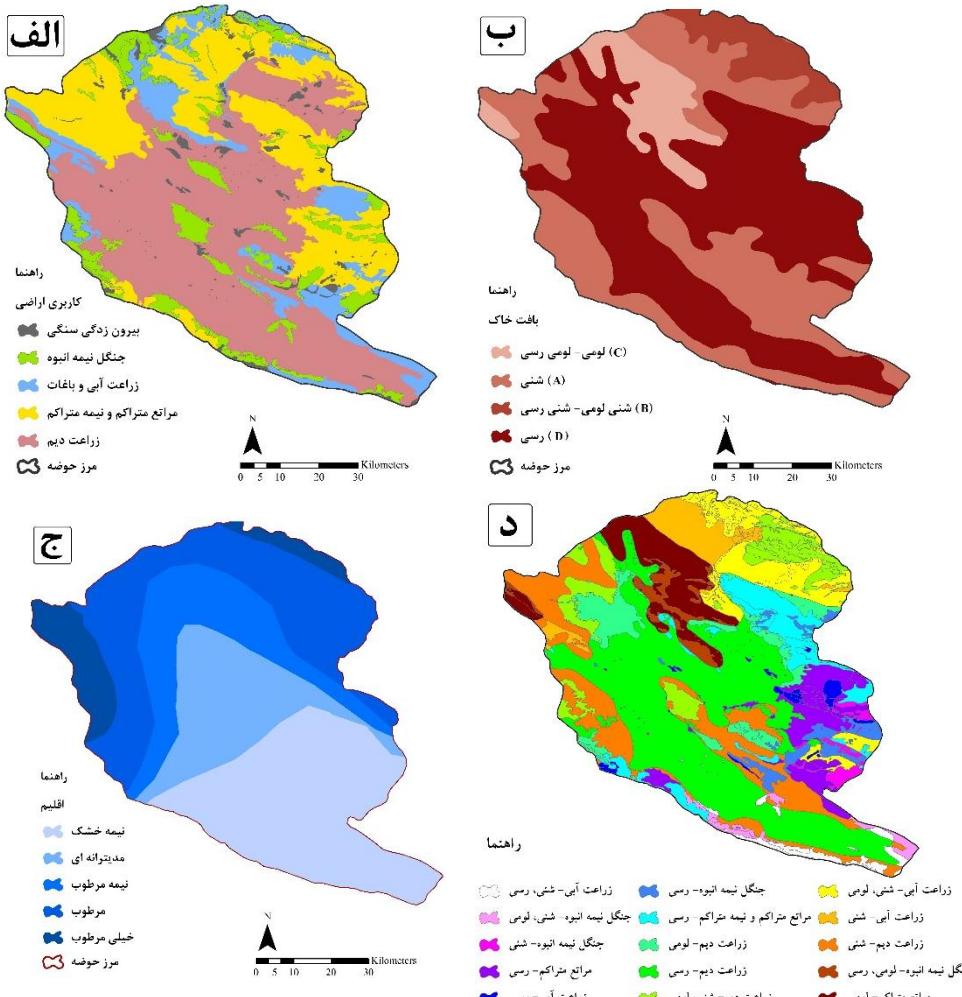
سطح حوضه) که ۱۰ درصد از سطح را بافت شنی-لومی و ۱۲ درصد را نیز بافت لومی-رسی تشکیل می‌دهد (شکل ۲). بافت خاک این حوضه در گروه هیدرولوژیکی B است. اقلیم غالب منطقه، طبق طبقه‌بندی دومارتن نیمه‌مرطوب و مدیترانه‌ای (شکل ۲)، با متوسط بارش سالانه ۵۰۴ میلی‌متر است. متوسط دمای کمینه سالانه $4/3$ درجه سانتی‌گراد و متوسط دمای بیشینه سالانه $20/5$ درجه سانتی‌گراد است. با این حال، در این حوضه کمترین دمای مطلق معادل $-25/3$ درجه سانتی‌گراد و بیشترین دمای تجربه شده معادل $44/1$ درجه سانتی‌گراد گزارش شده است. به طور متوسط تعداد روزهای با بارش بیش از $0/1$ میلی‌متر در روز معادل ۷۸ روز در سال، تعداد روزهای برفی 28 روز در سال و تعداد روزهای یخ‌بندان معادل 81 روز در سال است.

محیط $350/31$ کیلومتر در بازه $34^{\circ} 54' - 34^{\circ} 00'$ عرض شمالی و $46^{\circ} 22' - 47^{\circ} 22'$ طول شرقی در استان کرمانشاه، در غرب ایران قرار دارد. آبراهه‌های حوضه قره‌سو، مرک و رازآور هستند که از کوههای شاهو و دلاهو سرچشمه می‌گیرند و به سمت جنوب شرقی حوضه حوضه دارند (شکل ۱). این زیر‌حوضه در شمال غربی حوضه کرخه واقع شده است. ارتفاع متوسط حوضه 1570 متر و شیب متوسط آن شش درصد است. مناطق جنگلی پنج درصد و مراتع نیز 25 درصد از مساحت حوضه را به خود اختصاص می‌دهند (شکل ۲).

کاربری اراضی حوضه بیشتر کشاورزی (70 درصد سطح حوضه) است. با این حال، محصولات زراعی (بیشتر گندم و جو) و باغی نیز در این حوضه تولید می‌شوند. بافت خاک حوضه اغلب رسی و شنی است (حدود 78 درصد از



شکل ۱. موقعیت حوضه آبخیز قره‌سو در ایران به همراه شبکه آبراهه‌ها و مدل رقومی ارتفاعی



شکل ۲. نقشه‌های (الف) کاربری اراضی؛ (ب) بافت خاک (گروه هیدرولوژیکی خاک)؛ (ج) اقلیم و (د) واحد هیدرولوژیکی همگن حوضه قره‌سو

رونديابي سيل در کاتال، رابط گرافيكى پيشرفته اجزاي سامانه هيدرولوژيکي با ويژگي هاي تعاملی، سيسیتمي برای ذخیره و مدیریت داده ها و وسیله اي برای نمایش و گزارش خروجی های مدل است.

گام اول در استفاده از مدل HEC-HMS تعریف مساحت حوضه و زیرحوضه ها، شبکه آبراهه ها و اتصال های آنهاست. در مرحله نخست، حجم رواناب، توسط يكى از روش های نفوذ به دلخواه کاربر محاسبه می شود. تلفات بارش توسط روش های متفاوت برای هر گام زمانی محاسبه و از کل عمق بارش در آن گام زمانی کسر می شود؛ عمق باقی مانده، به عنوان بارش مازاد در نظر گرفته می شود و به طور یکنواخت در سراسر حوضه توزیع می شود. سپس، روش انتقال بارش - رواناب به رواناب تبدیل می کنند. در نهایت، روش جريان پایه در آغاز شبیه سازی توفان به عنوان

odel HEC-HMS

odel HEC-HMS برای شبیه سازی فرایند بارش - رواناب در حوضه ها و تخمین مقدار رواناب سطحی حوضه با تقسیم بندی آن به اجزای مختلف هیدرولوژیکی و هیدرولیکی به هم پیوسته، طراحی شده است [۱۱]. مدل HEC-HMS در سال ۱۹۹۸ توسط اداره مهندسی ارتش ایالات متحده توسعه داده شد [۱۲] که پیش بینی جريان حوضه در محدوده گسترده ای از سطوح جغرافیا بی را انجام می دهد [۱۳]. در این مدل، روابط ساده ریاضی برای آماده سازی توابع مدل (فرایندهای هواشناسی، هیدرولوژیکی و هیدرولیکی) استفاده شد، اجزای مدل شامل بارش، نفوذ، رواناب مستقیم، جريان پایه و روندیابی سیالاب است. هر جزء در مدل، وظیفه خاصی را در فرایند بارش - رواناب در زیرحوضه بعهده دارد [۱۴]. مدل HEC-HMS شامل چهار بخش مدلی تحلیلی برای محاسبه جريان سطحی مانند

منحصر به فرد است که رفتار هیدرولوژیکی منحصر به فردی را نشان می‌دهد. برای تخمین نفوذ نیز از سه روش شامل CN، گرین-آمپت و روش نفوذ اولیه- ثابت استفاده شد. علت این تصمیم، در دسترس بودن پارامترهای ورودی مدل یا سهولت در تخمین آنها با استفاده از داده‌های موجود است. افزون بر این، ثابت شده است که دو روش ابتدایی- ثابت و CN به طور موفقیت‌آمیزی در مدل‌سازی سیلاب استفاده شده‌اند [۱۶].

در این پژوهش، متوسط وزنی مقدار شماره منحنی برای هر زیرحوضه با استفاده از پلی‌گون تیسن محاسبه شد. برای این کار شماره منحنی برای هر واحد پاسخ هیدرولوژیک زیرحوضه‌ها تعیین شد. علاوه بر این، شماره منحنی برای شرایط رطوبت پیشین (AMC^۳) خاک حوضه با لحاظ کردن رخداد بارش به روزرسانی شد. شرایط رطوبت پیشین، با توجه به عمق بارش در دوره زمانی پنج روزه قبلی تعیین شد [۱۷]. بنابراین، زمان تأخیر (در روش SCS)، که وابسته به شماره منحنی است، برای هر زیرحوضه محاسبه شد (جدول ۳). در روش گرین-آمپت، پارامترهای ورودی (پتانسیل مکش جبهه رطوبتی خاک و هدایت هیدرولیکی) توابعی از گروه هیدرولوژیکی رایج و بافت خاک‌های زیرحوضه‌ها است که بر اساس شرایط حوضه از مقادیر پیشنهادی راهنمای HEC-HMS مطابق جدول ۳ استفاده شد.

آزمون توکی

این آزمون پس از رد آزمون صفر در آنالیز واریانس، به مقایسه همه تفاوت‌ها می‌پردازد. اگر در آزمون F تفاوت معناداری بین میانگین گروه‌ها ثابت شود، با آزمون توکی تفاوت معنادار بین هر دو گروه بررسی می‌شود. آماره این آزمون به صورت زیر است [۱۸]:

$$HSD = q_{\alpha, k, N-k} \sqrt{\frac{MSE}{n}} \quad (1)$$

که در آن MSE همان میانگین مربعات خطای به دست آمده در آزمون تجزیه واریانس (ANOVA) است.

جریان زیرسطحی تأخیری برای رسیدن به آبراهه‌های حوضه اعمال می‌شود [۱۳].

اجرا و ارزیابی مدل HEC-HMS

در این پژوهش، به منظور صحبت‌سنگی مدل، از اطلاعات ایستگاه‌های منتخب واقع در حوضه قره‌سوی کرمانشاه در دوره آماری (۱۳۹۲-۱۳۹۴) استفاده شد:

- بارش‌های ساعتی، گردآوری شده از ۱۳ ایستگاه باران‌سنگی (که هشت ایستگاه آن در داخل حوضه و پنج ایستگاه دیگر با بیشترین فاصله ۱۲ کیلومتر از مرز حوضه در خارج از آن قرار دارند) (شکل ۳);
- جریان آب سطحی، اندازه‌گیری شده در یک گام زمانی یک ساعته در خروجی حوضه.

به منظور تخمین میانگین بارش منطقه‌ای از روش چندضلعی تیسن استفاده شد که ۱۳ چندضلعی سطح حوضه را پوشش داد (شکل ۳). اگر فاصله زمانی بین دو بارش متوالی شش ساعت یا بیشتر می‌شد به عنوان دو رویداد بارش مجزا و مستقل در نظر گرفته می‌شد [۱۵]. برای ارزیابی مدل، همه رخدادهای با جریان اوج بیش از ۱۱۰ مترمکعب بر ثانیه در نظر گرفته شده و در نتیجه یک نمونه هشت‌تایی رخداد بارش- رواناب حاصل شد. در این پژوهش، عمق بارش در بازه ۳۸-۲۱۹ (میلی‌متر) و شدت آن در بازه ۲/۵-۲/۵ (میلی‌متر بر ساعت) و مدت دوام بارش در بازه ۹۵ تا ۱۶ (ساعت) است. بیشینه جریان اوج مشاهداتی برابر ۵۴۰ مترمکعب بر ثانیه بود (جدول ۱). در جدول ۲ همبستگی بین اجزای مختلف بارش و رواناب آورده شده است که در بین آنها، همبستگی بین عمق بارش و حجم کل رواناب، مدت دوام بارش و حجم کل رواناب و حجم کل رواناب و دبی اوج بیشتر بود.

در این پژوهش، از مدل رقمی ارتفاعی (DEM^۱) متری برای تقسیم حوضه به سه زیرحوضه و تهیه شبکه جریان استفاده شد. با استفاده از نرم‌افزار GIS، نقشه واحدهای پاسخ هیدرولوژیک (HRUs^۲) به دست آمد (شکل ۳-۲). به این منظور، دو لایه کاربری اراضی و بافت خاک روی هم قرار گرفتند و واحدهای پاسخ هیدرولوژیک خاک شناسایی شدند. از این‌رو، هر واحد پاسخ هیدرولوژیک نشان‌دهنده یک کاربری خاص و بافت خاک

1. Digital Elevation Model

2. Hydrologic Response Units

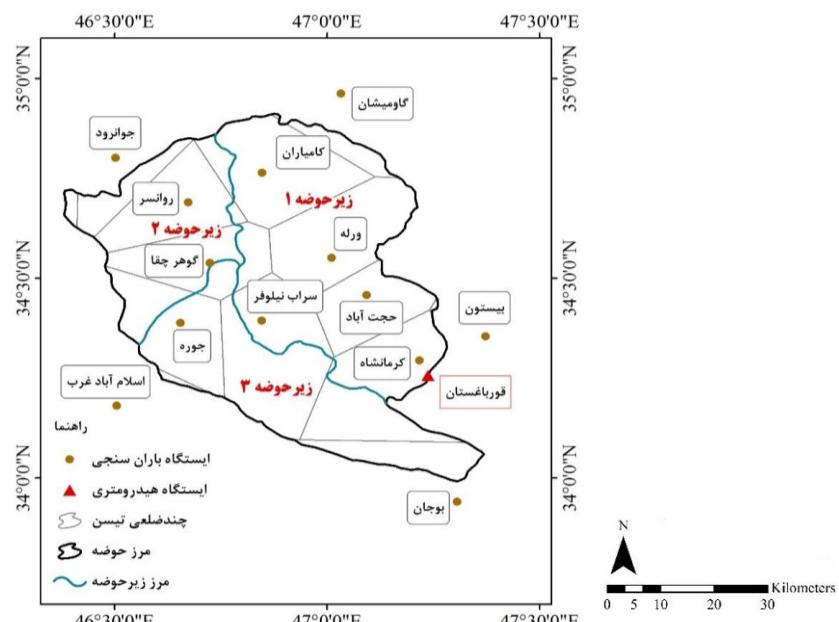
جدول ۱. مشخصات هیدرولوژیکی هشت رخداد بارش-رواناب استفاده شده در مرحله صحت‌سنجی HEC-HMS در حوضه قره‌سو در کرمانشاه

t_p	Q_p	C_V	V	مشخصات رخداد			مشخصات بارش
				I	متوسط	T_D	
۴	۳۶۴	۰/۳۹	۳۰/۸۱	۷/۴	۲/۱۹	۳۶	۷۹
۱۲	۳۱۰	۰/۵۸	۶۶/۰۷	۴/۶	۱/۵۵	۷۴	۱۱۵
۵	۴۳۰	۰/۴۲	۳۵/۲۸	۱۰/۱	۱/۴۲	۵۹	۸۴
۱۰	۲۲۰	۰/۲۲	۱۲/۹۸	۵/۶	۲/۴۶	۲۴	۵۹
۳	۱۳۵	۰/۳۴	۱۸/۳۶	۲/۵	۱/۳۵	۴۰	۵۴
۴	۱۶۱	۰/۸۴	۳۱/۹۲	۳/۳	۰/۹۷	۳۹	۳۸
۱	۱۱۷	۰/۵۶	۲۷/۴۴	۶/۲	۳/۰۶	۱۶	۴۹
۷	۵۴۰	۰/۶۷	۱۴۶/۷۳	۱۷/۳	۲/۳۱	۹۵	۲۱۹
توجه: D عمق بارش (mm), T_D مدت تداوم بارش (h), I شدت بارش (h), V حجم رواناب (mm) در سطح حوضه، C_V ضریب رواناب، Q_p جریان اوج رواناب (m³s⁻¹)				۱۳۹۲ و ۱۷ اردیبهشت آبان ۱۳۹۲ تا ۲۰ آبان ۱۳۹۲ تا ۲۲ اسفند ۱۳۹۲ و ۲۵ مهر ۱۳۹۳ و ۳ آذر ۱۳۹۳ فروردین ۱۳۹۴ آبان ۹ آبان ۱۳۹۴			

جدول ۲. ماتریس ضریب همبستگی بین مشخصه‌های مختلف بارش و رواناب رخدادهای استفاده شده در مرحله صحت‌سنجی مدل HEC-HMS

t_p	Q_p	C_V	V	بارش			رخداد
				I	متوسط	T_D	
۰/۲۲	۰/۷۱	۰/۱	۰/۹۳*	۰/۸۱	۰/۰۳	۰/۷۸	- D
۰/۲۸	۰/۶۴	۰/۱۴	۰/۷۷*	۰/۴۱	-۰/۰۸	-	T_D
-۰/۰۱	۰/۰۴	-۰/۰۹	۰/۰۲	۰/۱۷	-	-	(متوسط)
۰/۰۵	۰/۶۵	۰/۰۵	۰/۷۶	-	-	-	(بیشینه)
۰/۱۴	۰/۵۵*	۰/۲۳	-	-	-	-	V
-۰/۰۶	۰/۰۳	-	-	-	-	-	C_V
۰/۱۷	-	-	-	-	-	-	Q_p
-	-	-	-	-	-	-	t_p

* مقادیر در سطح ۰/۰۵ معنادارند (آزمون توکی).



شکل ۳. زیرحوضه‌ها و چندضلعی‌های تیسن ایستگاه‌های باران‌سنجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

۱۲/۷ میلی‌متر (برای شرایط رطوبت پیشین نوع سوم؛ خاک خیس) برای مناطق کشاورزی و جنگلی اعمال شد. تلفات اولیه با توجه به کاربری اراضی برای هر زیرحوضه عددي در نظر گرفته می‌شود. در این پژوهش، به‌علت فقدان مقادیر اندازه‌گیری شده از مقادیر توصیه شده توسط راهنمای HEC-HMS مطابق با جدول ۳ استفاده شد.

روش ابتدایی- ثابت دو پارامتر به‌شرح تلفات اولیه (IL) و میزان ثابت (CR) دارد که در پژوهش حاضر، برای برآورد تلفات اولیه با توجه به محدوده پیشنهادی توسط راهنمای HEC-HMS مقادیر ۳۸/۱ میلی‌متر (برای شرایط رطوبت پیشین نوع اول؛ خاک خشک)، ۲۵/۴ میلی‌متر (برای شرایط رطوبت پیشین نوع دوم؛ خاک با رطوبت متوسط) و

جدول ۳. پارامترهای ورودی سه روش مختلف نفوذ برای صحبت‌سنگی مدل HEC-HMS در شبیه‌سازی رواناب حوضه قره‌سو

پارامتر	شرایط رطوبت پیشین			زیرحوضه
	۳	۲	۱	
روش نفوذ SCS-CN				
	۵۰	۴۷	۵۵	I
میانگین شماره منحنی اولیه	۶۰	۵۸	۶۲	II
	۷۹	۷۶	۸۰	III
زمان تأخیر (h)	۱۱/۹	۹/۶	۱۲/۷	I
	۸/۴	۷/۸	۱۱/۹	II
جذب اولیه (mm)	۶/۷	۵/۱	۷/۸	III
	۹۱/۱	۱۱۷/۲	۸۰/۱	I
میانگین شماره منحنی اولیه	۵۴/۲	۶۹/۴	۵۱/۶	II
	۳۳/۵	۳۷/۴	۳۲/۷	III
زمان تأخیر (h)	۶۵	۶۳	۷۱	I
	۷۱	۷۰	۷۵	II
جذب اولیه (mm)	۷۹	۷۸	۸۱	III
	۹/۴	۸/۱	۱۰	I
میانگین شماره منحنی اولیه	۶/۸	۵/۹	۷/۳	II
	۵/۵	۴/۲	۶/۷	III
جذب اولیه (mm)	۴۳/۱	۵۰/۶	۳۹/۵	I
	۳۲	۴۱/۱	۳۱/۲	II
میانگین شماره منحنی اولیه	۲۹/۱	۳۶/۵	۲۹/۴	III
روش نفوذ Initial and Constant				
	۴۰/۵	۴۰/۷	۳۹/۹	I
تلفات اولیه * (mm)	۲۸/۲	۲۸/۳	۲۷/۸	II
	۱۵/۵	۱۵/۶	۱۵/۲	III
میزان ثابت * (mm h ⁻¹)		۵/۷۲		
	۴۰/۵	۴۰/۷	۳۹/۹	I
تلفات اولیه * (mm)	۲۸/۲	۲۸/۳	۲۷/۸	II
	۱۵/۵	۱۵/۶	۱۵/۲	III
میزان ثابت * (mm h ⁻¹)		۱/۵		
	۴۲/۹	۵۰/۶	۴۷	I
تلفات اولیه * (mm)	۳۲/۱	۳۰/۹	۲۹/۷	II
	۲۱/۷	۲۲/۹	۱۹/۱	III
میزان ثابت * (mm h ⁻¹)		۲		
روش Green-Ampt				
پتانسیل مکش جبهه رطوبتی خاک (mm)	۵۹۲/۴	۵۰۲/۱۵	۴۷۳/۳	
هدایت هیدرولیکی (mm h ⁻¹)	۴۲/۴۸	۵۴/۸۴	۴۳/۷۴	
* برآورده شده توسط راهنمای HEC-HMS				

SCS-CN + برآورده شده توسط روش

به طوری که اشاره شد، واسنجی پارامترهای ورودی تلفات اولیه مدل، با استفاده از راهنمای مرجع انجام شد. پس از خاتمه فرایند بهینه‌سازی، مقادیر بهینه برای صحت‌سنجی مدل توسط چهار رخداد بارش دیگر استفاده شد.

در این پژوهش، عملکرد مدل HEC-HMS در شبیه‌سازی رویدادهای بارش-رواناب با معیارهای ارزیابی شد که شامل مقایسه مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده حجم رواناب و جریان اوج، ضریب تعیین (R^2)، ضریب بهره‌وری نش-ساتکلیف (E)، جذر میانگین مربعات خطأ (RMSE) و ضریب مقدار باقی‌مانده (CRM) بودند. چنانچه مقادیر E و R^2 معیارهای CRM و RMSE صفر و مقادیر معیارهای E و R^2 به یک نزدیک شوند، عملکرد مدل به مقدار بهینه نزدیک می‌شود. اگر $E > 0.75$ باشد، عملکرد مدل خوب؛ اگر $0.75 \leq E < 0.80$ باشد عملکرد مدل رضایت‌بخش؛ و اگر $E < 0.80$ باشد، عملکرد مدل نامطلوب ارزیابی می‌شود [۲۱]. دقت مدل در تخمین زمان تا اوج با مقایسه مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده ارزیابی شد.

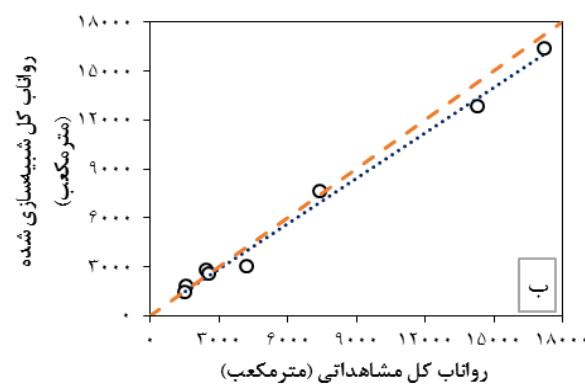
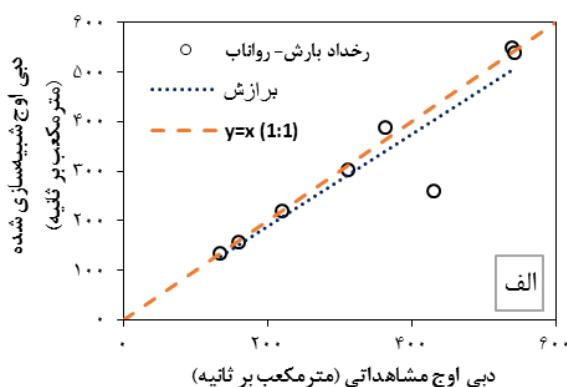
نتایج و بحث

با توجه به آماره‌های R^2 و E عملکرد مدل در تخمین حجم کل رواناب بهتر از جریان اوج بود. تعداد هفت رویداد از کل هشت رویداد بارش-رواناب از نظر تخمین مقادیر دبی اوج بسیار نزدیک به خطی با شیب (۱:۱) بودند (شکل ۴).

در این پژوهش، روش SCS-UH به عنوان روش تبدیل بارش به رواناب انتخاب شد، چون نه تنها به ورودی کم (فقط زمان تأخیر) نیاز دارد، بلکه [۱۶] نیز عملکرد مناسب این روش را در مدل‌سازی هیدرولوژیکی حوضه گزارش کرده‌اند. برای ارزیابی مدل، حجم کل رواناب سطحی و دبی اوج برای هشت رخداد منتخب با استفاده از سه روش نفوذ شبیه‌سازی شد. روش دبی پایه ثابت، برای جداسازی آب‌نمود مستقیم جریان سطحی از آب‌نمود کل انتخاب شد.

در این پژوهش روش گرین-آمپت به دلیل سادگی و عدم نیاز در فرایند صحت‌سنجی مدل استفاده شد. در حالی که دو روش CN و ابتدایی-ثابت ابتدا نسبت به حساس‌ترین ورودی‌ها واسنجی شده و سپس صحت‌سنجی شدند [۱۶ و ۲۰]. در این زمینه، چهار رخداد برای واسنجی و چهار رویداد دیگر برای صحت‌سنجی مدل استفاده شد.

برای روش CN، فرایند واسنجی/صحت‌سنجی با اصلاح شماره منحنی اولیه برای هر زیرحوضه با توجه به شرایط رطوبت پیشین صورت پذیرفت. مقدار شماره منحنی به عنوان یک پارامتر کلیدی در پیش‌بینی دقیق رواناب [۲۰] است و نیز به عنوان حساس‌ترین پارامتر ورودی در مدل بارش-رواناب [۲۱] محسوب می‌شود. واسنجی مجزا برای هر شرایط رطوبت پیشین، وابسته به اهمیت مقدار خاک، به عنوان یک عامل کنترل رواناب در رگبارهای با شدت کم تا متوسط است [۲۱].



شکل ۴. مقایسه (الف) دبی اوج و (ب) رواناب کل شبیه‌سازی شده توسط مدل HEC-HMS (روش SCS-CN) و مقادیر مشاهداتی در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

مورد حجم رواناب و دبی اوج به کمتر از چهار درصد کاهش یافت (جدول ۴).

اگر در پژوهش حاضر رخداد ۲۰-۲۲ اسفند ۱۳۹۲ حدف شود، مقادیر E تا حدود ۰/۹۰ (برای دبی اوج) و تا ۰/۹۲ (برای رواناب کل) افزایش می‌یابد و عملکرد مدل را می‌توان «خوب» در نظر گرفت. در پژوهش حاضر مقادیر بهره‌وری مدل، برای ضریب کارایی نش-ساتکلیف بسیار مطلوب‌تر از واسنجی‌های HEC-HMS در دیگر حوضه‌های نیمه‌مرطوب [۲۳] بود. ال‌حسن و همکارانش [۲۳] پس از واسنجی مدل، مقادیر حجم کل رواناب و دبی اوج را بهترتیب با اختلاف‌هایی در حدود ۲۷ تا ۳۰ درصد گزارش دادند که با یافته‌های پژوهش حاضر همخوانی دارد. سیدزیک و هوگو [۲۴] حدود ۵۰ درصد اختلاف بین مقادیر حجم رواناب پیش‌بینی‌شده و مقادیر نظری مشاهداتی گزارش کرده‌اند که بیشتر از مقدار نظری در پژوهش فعلی است. همچنین، جین و همکارانش [۱۶] موفق شدند بهره‌وری بیش از ۷۰٪ را با مدل HEC-HMS در منطقه‌ای نیمه‌مرطوب در شمال چین به دست آورند که با یافته‌های پژوهش فعلی تا حدود زیادی مطابقت دارد.

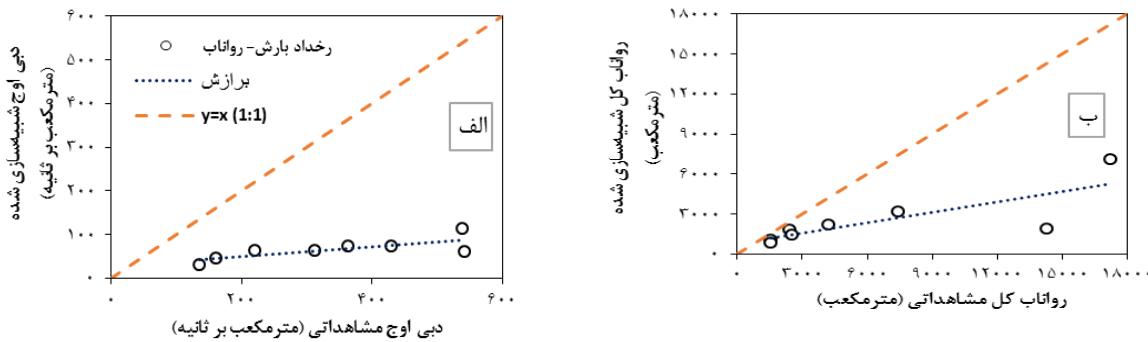
شكل ۵ نقاط پراکنش داده‌های محاسباتی و مشاهداتی را با کاربرد روش گرین-آمپت در مدل استفاده شده نشان می‌دهد. به طوری که از این شکل می‌توان دریافت، روش گرین-آمپت در HEC-HMS در برآورد هر دو متغیر هیدرولوژیکی (رواناب کل و دبی اوج) رضایت‌بخش نیست و بیشترین اختلاف مقادیر مشاهداتی و محاسباتی برای رواناب کل و دبی اوج بهترتیب، ۶۴/۹ درصد و ۸۳/۸ درصد به دست آمد. جدول ۵ معیارهای ارزیابی عملکرد مدل HEC-HMS با کاربرد روش گرین-آمپت در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

با این حال، برای رخداد ثبت شده در ۲۰-۲۲ اسفند ۱۳۹۲، مقدار جریان اوج شبیه‌سازی شده با مدل، از مقدار نظری مشاهداتی بسیار متفاوت بود. برای این رخداد، شدت بارش حدود ۱۰/۱ میلی‌متر بر ساعت بود که رواناب سطحی در خور توجهی را در سطح خاک ایجاد کرده بود. برای این رویداد، با اعمال شرایط رطوبت پیشین خشک در مدل، فرض شده است که خاک قبل از بارندگی خشک و در نتیجه ظرفیت نفوذ آب در خاک زیاد است. در حالی که در عمل به دلیل شدت زیاد بارش ظرفیت رواناب شبیه‌سازی شده کمتر از مقدار واقعی حاصل شده است. در کل، فرایند واسنجی چهار نتیجه کاهش تمايل مدل به تخمین کم رواناب (۰/۷۰-۰/۰۶ CRM) برای مدل پیش‌فرض، نزدیکی آمار بین حجم رواناب کل و دبی اوج مشاهداتی و مقادیر پیش‌بینی شده متناظر با آنها (اختلاف‌های متوسط و بیشینه کمتر از ۳ درصد) کاهش در خور توجه ۱۴-درصدی RMSE و بهره‌وری زیاد مدل (جدول ۴) به دست آمد. جدول ۴ مقادیر معیارهای ارزیابی عملکرد مدل HEC-HMS را با استفاده از روش CN نشان می‌دهد.

به طوری که از جدول ۴ می‌توان استنباط کرد، میانگین پیش‌بینی مدل با مقادیر پیش‌فرض برای پارامترها، مقدار حجم رواناب کل ۱۴ درصد و مقدار دبی اوج ۱۰ درصد کمتر از مقدار مشاهداتی تخمین زده شده بود. بیشینه اختلاف بین مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده برای رواناب و دبی بهترتیب ۱۶/۸ درصد و ۱۱/۳ درصد بود. در مرحله واسنجی، مقادیر شماره منحنی به طور متوسط درصد افزایش یافت و با این عمل پس از واسنجی، مقادیر متغیرهای شبیه‌سازی شده (توسط HEC-HMS) به طور در خور توجهی به مقادیر مشاهداتی مربوطه نزدیک شدند، به طوری که اختلاف مقادیر نهایی مشاهداتی برای هر دو

جدول ۴. مقادیر معیارهای ارزیابی عملکرد مدل HEC-HMS (روش SCS-CN) در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

CRM	RMSE	E	R ²	بیشینه	کمینه	انحراف معیار	میانگین	متغیرهای هیدرولوژیکی
-	-	-	-	۱۷۲۱۷	۱۵۴۸/۵	۵۷۲۰/۶	۶۴۱۱/۱	حجم مشاهداتی
۰/۱۱	۱۴۲	۰/۴۳	۰/۷۸	۱۴۴۰۷	۱۲۳۶/۵	۵۴۹۶/۸	۶۰۵۱/۹	رواناب پیش‌فرض شبیه‌سازی شده
۰/۰۶	۱۲۸/۱	۰/۸۱	۰/۸۴	۱۶۶۹۹	۱۵۵۵/۳	۵۷۰۸/۲	۶۳۷۹/۷	واسنجی مشاهداتی (مترمکعب)
-	-	-	-	۵۴۳/۴	۱۳۵	۱۴۹/۷	۳۳۸/۳	جریان اوج مشاهداتی
۰/۱۰	۲۲۳/۴	۰/۷۴	۰/۷۵	۵۵۱/۵	۱۲۰/۹	۱۶۰/۴	۳۱۷/۶	پیش‌فرض شبیه‌سازی شده (مترمکعب)
۰/۰۷	۲۱/۲	۰/۸۳	۰/۸۳	۵۴۹	۱۳۳	۱۵۳/۱	۳۲۹/۳	واسنجی بر ثانیه)



شکل ۵. مقایسه (الف) دبی اوج و (ب) رواناب کل شبیه‌سازی شده توسط مدل HEC-HMS (روش گرین-آمپت) و مقادیر مشاهداتی در خروجی حوضه قره‌سو

جدول ۵. معیارهای ارزیابی عملکرد مدل HEC-HMS با کاربرد روش گرین-آمپت در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

متغیرهای هیدرولوژیکی	میانگین	انحراف معیار	کمینه	بیشینه	R ²	E	RMSE	CRM
رواناب کل مشاهداتی	۶۴۱۱/۱	۵۷۲۰/۶	۱۷۲۱۷	۱۵۴۸/۵	-	-	-	-
رواناب کل شبیه‌سازی شده (مترمکعب)	۲۴۴۱/۴	۲۰۰۹/۸	۷۰۷۸	۸۹۵/۵	۰/۰۵۳	-۰/۰۷	۸۴/۱۳	۰/۶۱۹
دبی اوج مشاهداتی	۳۳۸/۳	۱۴۹/۷	۱۳۵	۵۴۳/۴	-	-	-	-
دبی اوج شبیه‌سازی شده (مترمکعب)	۶۵/۱	۲۴/۳	۳۰	۱۱۴/۲	۰/۰۵۵	-۳/۱۲	۱۰/۶۸	۰/۸۰۷

رخداد بارش برای ارزیابی مدل با مدت زمان طولانی و شدت نسبتاً کم (به طور متوسط ۰/۹۷ تا ۳/۰۶ میلی‌متر بر ساعت) استفاده شد (جدول ۱)، که این مقادیر بسیار کمتر از ظرفیت نفوذ خاک در حوضه پژوهش شده بودند. یافته‌های فیکلین و ژانگ [۲۵]، که مدل‌های CN و گرین-آمپت را در مدل‌سازی یک حوضه کشاورزی مقایسه کرده بودند، نیز همین واقعیت را تأیید می‌کنند. لین و همکارانش [۲۶] گفته‌اند که در مدل یادشده فرض این است که بارش به‌طور یکنواخت در سراسر حوضه نازل می‌شود در حالی که بخش مهمی از رواناب ممکن است ناشی از بارش‌های شدیدی باشد که در بخش کوچکی از حوضه نازل شده است.

بهره‌وری بسیار کم مدل با توجه به مقادیر منفی E -۰/۰۷- برای رواناب کل و -۳/۱۲- برای دبی اوج) به اثبات رسید (جدول ۵). به نظر می‌رسد کمبودن دقت مدل با کاربرد روش گرین-آمپت می‌تواند ناشی از عوامل زیر باشد. نخست آنکه، معادله گرین-آمپت به مقدار هدایت هیدرولیکی خاک (از مفروضات مدل) حساس است. در این پژوهش، به دلیل عدم اندازه‌گیری‌های مربوط به مشخصات هیدرولیکی از معادلات رگرسیونی پیشنهادشده در راهنمای HEC-HMS استفاده شد. دوم اینکه مدل گرین-آمپت رواناب سطحی را فقط زمانی که شدت بارش بیشتر از سرعت نفوذ آب در خاک باشد، تخمین می‌زند. در حالی که در پژوهش حاضر هشت

جدول ۶. معیارهای ارزیابی عملکرد مدل HEC-HMS با کاربرد روش ابتدایی - ثابت در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

متغیرهای هیدرولوژیکی	میانگین	انحراف معیار	کمینه	بیشینه	R ²	E	RMSE	CRM
رواناب کل مشاهداتی	۶۴۱۱/۱	۵۷۲۰/۶	۱۷۲۱۷	۱۵۴۸/۵	-	-	-	-
پیش‌فرض شبیه‌سازی شده (مترمکعب)	۴۶۸۸/۴	۳۱۲۳/۶	۱۱۰۸	۱۳۹۷۸	۰/۶۹	۰/۳۸	۲۱۹/۱	۰/۳۸
وابسنجی*	۵۲۹۷/۹	۴۷۷۷/۷	۱۴۲۵۷	۱۴۸۶/۴	۰/۹۷	۰/۸۵	۱۱۹/۴	۰/۱۷
وابسنجی ⁺	۵۰۲۹	۴۹۵۰/۴	۱۳۴۹/۳	۱۴۶۲۶	۰/۹۴	۰/۸۰	۱۳۴	۰/۱۹
مشاهداتی	۳۳۸/۳	۱۴۹/۷	۱۳۵	۵۴۳/۴	-	-	-	-
دبی اوج شبیه‌سازی شده (مترمکعب)	۳۱۷/۴	۱۳۶	۱۴۱/۷	۵۵۶	۰/۷۴	۰/۸۸	۴۵/۴	۰/۰۴
وابسنجی*	۳۳۷/۴	۱۶۱/۳	۱۳۶/۳	۵۴۷/۱	۰/۹۶	۰/۹۵	۲۳/۶	۰/۰۱
وابسنجی ⁺	۳۲۳	۱۳۹/۲	۱۳۹	۵۵۲/۳	۰/۹۴	۰/۹۴	۲۹/۶	۰/۰۳

* برآورده شده توسط روش SCS-CN

** برآورده شده توسط راهنمای HEC-HMS

$$CR = 0.753I - 0.132 \quad (3)$$

دقت پیش‌بینی رواناب کل اندکی کمتر از استراتژی واسنجی پیشین (برآورد تلفات اولیه توسط راهنمای مدل) بود. برای جریان اوج، اختلاف بین مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده بسیار کم بود (نزدیک به دو درصد) و بهره‌وری مدل بسیار عالی (مقادیر E برابر با ۰.۹۴) گزارش شد (جدول ۶ و شکل ۷). بنابراین، تحت چنین شرایطی، این روش می‌تواند در برنامه‌های کاربردی HEC-HMS، که به قابلیت پیش‌بینی زیادی در پیش‌بینی جریان اوج نیاز دارد، مناسب باشد.

ارزیابی‌های مدل متناسب با نتایج به دست آمده از پژوهش جین و همکارانش [۱۶] است، که عملکرد روش شماره منحنی را بهتر از روش ابتدایی- ثابت در برآورد رواناب تولیدی در مناطق نیمه‌مرطوب در شمال چین گزارش کردند. در مقابل، هالواتورا و ناجیم [۲۸]، مدل HEC-HMS را برای شبیه‌سازی رواناب در حوضه گرم‌سیری در کشور سریلانکا آزمایش کردند، که بیان کننده بهتر بودن عملکرد روش ابتدایی- ثابت در مقایسه با روش شماره منحنی بود. این محققان دریافتند که روش SCS-CN استفاده شده برای به دست آوردن میانگین شماره منحنی در حوضه‌ها، قادر به برآورد صحیح بارش مزاد نیست و در نتیجه خطای غیرقابل قبولی در پیش‌بینی جریان اوج رخ داده است.

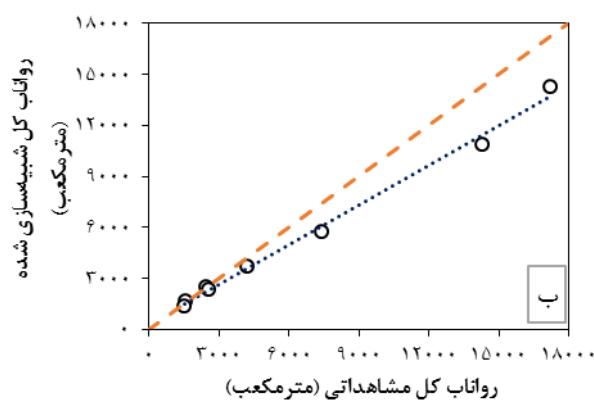
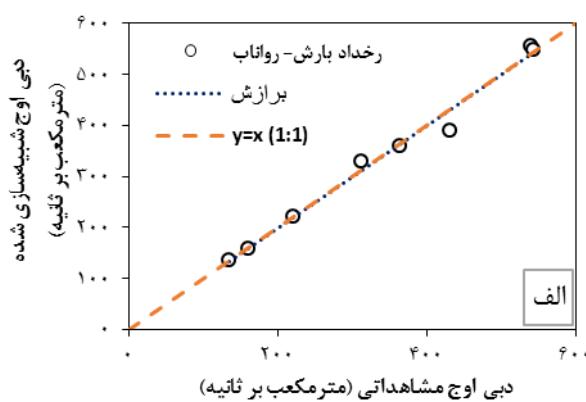
جدول ۶ معیارهای ارزیابی عملکرد مدل را با کاربرد روش تلفات نفوذ اولیه- ثابت در حوضه قره‌سو در کرمانشاه نشان می‌دهد. براساس جدول ۶، استفاده از روش ابتدایی- ثابت، برای پیش‌بینی متغیرهای هیدرولوژیکی (با پارامترهای ورودی پیش‌فرض)، نتایج ضعیفی ارائه کرد و بنابراین، مدل واسنجی شد [۲۷].

همان‌طور که قبلاً اشاره شد، در فرایند واسنجی/ صحت‌سنجی، تلفات اولیه توسط دو روش برآورد شد. با استفاده از مقادیر تلفات اولیه به دست آمده از راهنمای HEC-HMS، می‌توان دریافت که ضریب همبستگی مناسبی ($R^2 = 0.824$) بین میزان ثابت (CR) و بیشینه شدت بارش (I) رخداد باران استفاده شده در مرحله واسنجی وجود دارد (رابطه ۲).

$$CR = 0.795I - 0.302 \quad (2)$$

در اینجا CR میزان ثابت بر حسب (میلی‌متر بر ساعت) و I بیشینه شدت بارش بر حسب (میلی‌متر بر ساعت) است. با محاسبه میزان ثابت توسط رابطه ۱، عملکرد مدل به طور درخور توجهی بهبود یافت. پیش‌بینی رواناب کل با توجه به ضریب بهره‌وری نش- سانکلیف برابر با 0.85 رضایت‌بخش بود. عملکرد مدل HEC-HMS برای پیش‌بینی جریان اوج بهتر بود، به طوری که اختلاف بسیار کمی (کمتر از یک درصد) بین مقادیر مشاهداتی و شبیه‌سازی شده وجود داشت (جدول ۶ و شکل ۶).

با برآورد تلفات اولیه توسط روش SCS-CN، مقدار ضریب تعیین (R^2) در رابطه $3 \text{ تا } 0.867$ افزایش یافت.

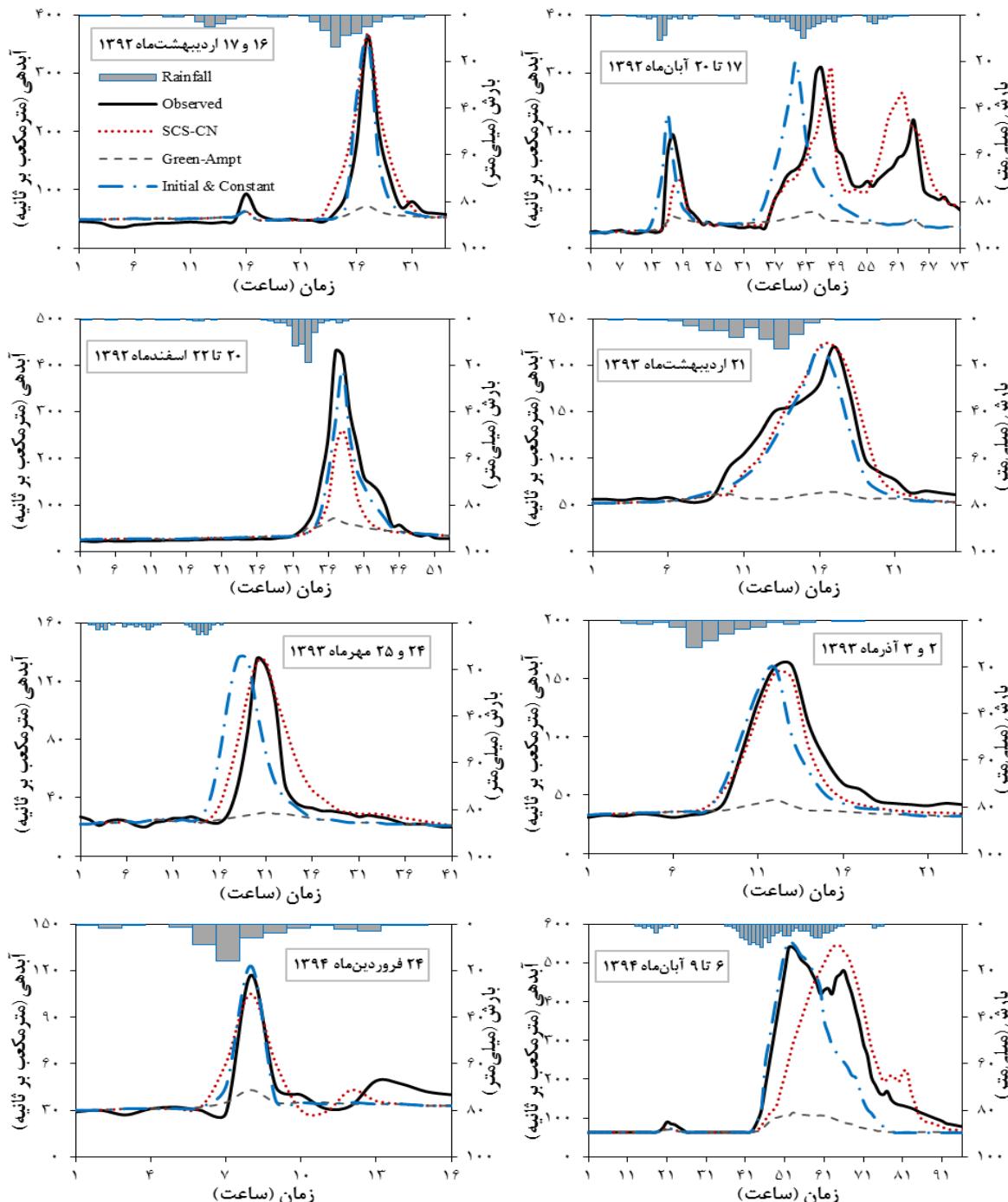


شکل ۶. مقایسه (الف) دبی اوج و (ب) رواناب کل شبیه‌سازی شده توسط مدل HEC-HMS (روش ابتدایی- ثابت) و مقادیر مشاهداتی در خروجی حوضه قره‌سو در کرمانشاه

مشاهداتی به دنبال داشت. همچنین، واسنجی دقیق قابل قبولی را به شبیه‌سازی زمان جریان اوج برای رخدادهای بارش بخشید (شکل‌های ۵ و ۷)، اگرچه برخی از مقادیر بیشینه نسبی جریان اوج توسط مدل HEC-HMS به اندازه کافی باز تولید نشدند (شکل ۷).

تحلیل آب‌نمودهای شبیه‌سازی شده

در پژوهش حاضر، آب‌نمودهای شبیه‌سازی شده بسیار نزدیک به آب‌نمودهای مشاهداتی در هر دو روش شماره منحنی و ابتدایی- ثابت بود (شکل ۷). در مقابل، برآورد نفوذ صورت گرفته توسط روش گرین- آمپت، اختلاف‌های در خور توجهی در شکل آب‌نمودهای شبیه‌سازی شده و



شکل ۷. آب‌نمودهای شبیه‌سازی شده توسط مدل HEC-HMS (روش‌های مختلف) و مشاهداتی در خروجی حوضه قره‌سو

۱۷/۲۹ درصد بودند (جدول ۷). بیشترین اختلاف زمان، بین زمان رسیدن به اوج سیلاب شبیه‌سازی شده و مشاهداتی، برای روش‌های شماره منحنی، گرین-آمپت و روش ابتدایی- ثابت به ترتیب برابر با هشت، پنج و سه ساعت بود (جدول ۷ و شکل ۸). اختلاف در شبیه‌سازی زمان اوج سیلاب، در یافته‌های دیگر محققان نیز مشهود بود، به طوری که سیدزیک و هوگو [۲۴] بیشترین اختلاف بین زمان رسیدن به اوج سیلاب شبیه‌سازی شده و مشاهداتی را ۱۴/۶ ساعت پیش‌بینی کردند.

ارزیابی مدل در برآورد زمان اوج سیلاب برآورد زمان اوج قابل اعتماد در موقع سیلابی، و بهمنظور هشدار به مردم درباره وقوع رخدادهای شدید امری ضروری برای برنامه‌ریزان است. به کارگیری سه روش نفوذ پژوهش شده بهمنظور برآورد زمان به اوج رسیدن سیلاب، بیشترین اطمینان‌پذیری را برای روش شماره منحنی نشان داد به طوری که متوسط اختلاف بین زمان اوج شبیه‌سازی شده و مشاهداتی ۶/۳۶ درصد و ضریب بهره‌وری ۰/۸۱ بود. با استفاده از روش‌های گرین-آمپت و ابتدایی- ثابت، متوسط اختلاف به ترتیب برابر با ۱۱/۰۸ و

جدول ۷. مقایسه زمان اوج سیلاب شبیه‌سازی شده با روش‌های مختلف توسط مدل HEC-HMS با مقادیر مشاهداتی در خروجی حوضه قره‌سو

شماره رخداد	تاریخ رخداد	زمان تا اوج (ساعت)							
		شبیه‌سازی شده				مشاهداتی			
		شماره منحنی	آمپت	گرین	ابتدایی	شماره منحنی	آمپت	گرین	ابتدایی
۱	۱۳۹۲ و ۱۷ اردیبهشت	۴	۴	۴	۲	۴	۴	۷/۶۹	۵۰
۲	۱۳۹۲ تا ۲۰ آبان	۱۳	۱۴	۱۲	۸	۱۲	۸	۳۸/۴۶	۴۰
۳	۱۳۹۲ تا ۲۲ اسفند	۵	۵	۳	۴	۳	۴	۲۰	۲۵
۴	۱۳۹۳ اردیبهشت	۸	۶	۴	۵	۵	۵	۳۷/۵	-۵۰
۵	۱۳۹۳ و ۲۵ مهر	۲	۳	۳	۴	۳	۴	-۱۰۰	-۵۰
۶	۱۳۹۳ و ۳ آذر	۳	۳	۳	۲	۲	۲	۳۲/۳۳	۰
۷	۱۳۹۴ فروردین	۲	۲	۱	۱	۱	۱	۵۰	-۹/۰۹
۸	۱۳۹۴ تا ۹ آبان	۱۱	۱۳	۱۲	۱۰	۱۲	۱۰	۹/۰۹	-۱۸/۱۷
میانگین		۱۱/۰۸							
۱۷/۲۹									

ارزیابی شد، و آبنمود رخدادهای بارش- رواناب در حوضه قره‌سو واقع در غرب ایران شبیه‌سازی شد. مقایسه سه روش نفوذ موجود در مدل HEC-HMS (CN، گرین-آمپت و ابتدایی- ثابت) در حوضه قره‌سو نشان داد پس از واسنجبی، دقت شبیه‌سازی رواناب کل و جریان اوج با روش‌های CN و ابتدایی- ثابت رضایت‌بخش بود. در مقابل، عملکرد مدل HEC-HMS با استفاده از معادلات گرین-آمپت برای شبیه‌سازی نفوذ، نامناسب بود. همچنین، برآورد زمان رسیدن به اوج سیلاب در برخی موارد اختلاف‌های معناداری را نشان داد، در نتیجه به‌نظر می‌رسد که مدل HEC-HMS برای برنامه‌ریزی‌های مهم و اساسی در پیش‌بینی زمان دقیق سیلاب در رخدادهای بحرانی، مناسب نباشد. یافته‌های این پژوهش نشان داد انتقال‌پذیری مدل HEC-HMS به عنوان ابزار کاربردی در

بنابراین، در برنامه‌ریزی‌ها هنگام وقوع سیلاب‌های شدید، که نیاز به دقت زیادی در پیش‌بینی زمان اوج سیلاب دارد، لازم است دقت زیادی در تعیین مدل نفوذ استفاده شده به عمل آید، زیرا برآوردها همیشه متناسب نیستند. نتایج صحبت‌سنجبی مدل HEC-HMS در حوضه قره‌سو نشان می‌دهد تبدیل بارش- رواناب با دقت رضایت‌بخشی در این حوضه انجام شد. به‌لطف واسنجبی مدل، شبیه‌سازی رواناب کل اعتماد‌پذیری زیادی داشت و برآورد جریان اوج بهمود یافت. این نتایج نشان می‌دهد HEC-HMS می‌تواند به‌طور موفقیت‌آمیزی برای پیش‌بینی‌های هیدرولوژیکی به کار گرفته شود.

نتیجه‌گیری کلی

در این پژوهش، توانایی مدل HEC-HMS در پیش‌بینی حجم رواناب، جریان اوج و زمان رسیدن به اوج سیلاب

- catchment, Zimbabwe: Application of the HEC-HMS model. *Physics and Chemistry of the Earth*, 2016; Parts A/B/C.
- [5]. Gao Y, Yuan Y, Wang H, Arthur R, Schmidt R, Wang K, Liu Y. Examining the effects of urban agglomeration polders on flood events in Qinhua River basin, China with HEC -HMS model. *Water Science & Technology*, 2017; in press.
- [6]. Rahman KU, Balkhair KS, Almazroui M, Masood A. Sub-catchments flow losses computation using Muskingum-Cunge routing method and HEC-HMS GIS based techniques, case study of Wadi Al-Lith, Saudi Arabia. *Modeling Earth Systems and Environment*, 2017; 3(1):p4.
- [7]. Garmei R, Faridhosseini, AR, Hasheminia, SM, Hojjati, A. Comparing PSO Algorithm Automatic Calibration and Nelder&Mead Algorithm on the HEC-HMS Hydrologic Model (Case Study: Kardeh Watershed). *Journal of Water and Soil Conservation*. 2016; 22(5): 247-260 (In Persian).
- [8]. Kaboosi K, Jelini R. Investigation of performance indices and the rule of detention reservoir on flood control (case study: Jafarabad watershed in Golestan province). 2016; 5(4):35-46 (In Persian).
- [9]. Taheri Tizro A, Pakdel Khasmakhi H, Marofi S, Vazifedoust, M. Integrated HEC-HMS and GLDAS models to runoff estimate of ungauged area. *Journal of Water and Soil Conservation*. 2016; 23(4):101-118 (In Persian).
- [10]. Dariane AB, Javadianzadeh MM, James LD. Developing an efficient auto-calibration algorithm for HEC-HMS program. *Water Resources Management*, 2016; 30(6):1923-1937.
- [11]. Oleyiblo JO, Li ZJ. Application of HEC-HMS for flood forecasting in Misai and Wan'an catchments in China. *Water Science and Engineering*, 2010; 3(1):14-22.
- [12]. Feldman AD. Hydrologic modelling system HEC-HMS, technical reference manual. U.S. Army Corps of Engineers, Hydrologic Engineering Center, HEC, 2000; Davis, CA, USA.
- [13]. Verma AK, Jha MK, Mahana RK. Evaluation of HEC-HMS and WEPP for simulating watershed runoff using remote sensing and geographical information system. *Paddy and Water Environment*, 2010; 8:131–144.
- [14]. Song XM, Kong FZ, Zhu ZX. Application of Muskingum routing method with variable parameters in ungauged basin. *Water Science and Engineering*, 2011; 4(1):1-12.

شبیه‌سازی رواناب، تحلیل و برنامه‌ریزی کاربری اراضی می‌تواند استفاده شود. مقایسه دقت سه روش نفوذ (موجود در مدل (HEC-HMS نشان داد روش CN برای شبیه‌سازی حجم رواناب سطحی در اولویت قرار دارد، در حالی که روش ابتدایی- ثابت برای برآورد جریان اوج پیشنهاد می‌شود. پیش‌بینی تلفات نفوذ با استفاده از روش گرین- آمپت (در رخدادهایی با مدت زمان طولانی و شدت کم)، برای رخدادهای مدل‌سازی شده عموماً ضعیف بود. همچنین، این یافته‌ها می‌تواند در مدل‌سازی حوضه‌هایی با شرایط زیست‌محیطی مشابه توسط دیگر مدل‌های پیش‌بینی برای شبیه‌سازی رواناب سطحی استفاده شود. با توجه به یافته‌های مدل‌سازی در این پژوهش و به منظور افزایش اعتمادپذیری در پیش‌بینی‌های هیدرولوژیکی، پیشنهادهایی در زیر آورده شده است:

- واسنجی مدل با تغییر شماره منحنی در زیر حوضه‌ها به منظور افزایش تمایل برای ایجاد رواناب و همچنین به کارگیری شرایط رطوبت پیشین خشک برای مدل، در روش شماره منحنی؛
- تغییر پارامترهای پیش‌فرض خواص خاک در دستورالعمل‌ها، به منظور بهبود قابلیت پیش‌بینی رواناب روش گرین- آمپت؛
- به کارگیری معادلات رگرسیونی در برآش میزان ثابت و بیشینه شدت بارش در روش ابتدایی- ثابت.

منابع

- [1]. Zhang Y, Wei H, Nearing MA. Effects of antecedent soil moisture on runoff modelling in small semiarid watersheds of southeastern Arizona. *Hydrology and Earth System Sciences*, 2011; 15:3171–3179.
- [2]. Gessesse B, Bewket W, Bräuning A. Model-based characterization and monitoring of runoff and soil erosion in response to land use/land cover changes in the Modjo watershed, Ethiopia. *Land Degradation & Development*, 2015; 26:711–724.
- [3]. Shokri S, Behnia AA, Radmanesh F, Akhond Ali AM. Watershed flood hydrograph estimation using HEC-HMS and geographic information system (Case study: Idanak watershed). *Journal of Watershed Management Research*. 2012; 3(5): 63-80 (In Persian).
- [4]. Gumindoga W, Rwasoka DT, Nhapi I, Dube T. Ungauged runoff simulation in Upper Manyame

- [15]. Wischmeier WH, Smith DD. Prediction rainfall erosion losses. 1978; Handbook No. 537 USDA:Washington D.C.
- [16]. Jin H, Liang R, Wang Y, Tumula P. Flood-runoff in semi-arid and sub-humid regions, a case study: a simulation of Jianghe watershed in Northern China. *Journal of Water*, 2015; 7:5155–5172.
- [17]. USDA-SCS. National engineering handbook Section 4: Hydrology. US Government Printing Office: 1972; Washington, DC, USA.
- [18]. Tukey JW. The problem of multiple comparisons. Unpublished manuscript. In The Collected Works of John W. Tukey VIII. Multiple Comparisons, 1953; 1948–1983.
- [19]. Kamali B, Jamshidi SM, Abbaspour KC. Automatic calibration of HEC-HMS using single-objective and multi-objective PSO algorithms. *Hydrological Processes*, 2013; 27:4028–4042.
- [20]. Shrestha S, Mukand SB, Das Gupta A, Kazama F. Evaluation of annualized agricultural nonpoint source model for a watershed in the Siwalik Hills of Nepal. *Environmental Modelling and Software*, 2006; 21:961–975.
- [21]. Baginska B Milne-Home W, Cornish PS. Modelling nutrient transport in Currency Creek, NSW, with Ann-AGNPS and PEST. *Environmental Modelling and Software*, 2003; 18:801–808.
- [22]. Van Liew MW, Garbrecht J. Hydrologic simulation of the little Washita torrent experimental watershed using SWAT. *Journal of the American Water Resources Association*, 2003; 39:413–426.
- [23]. El Hassan AA, Sharif HO, Jackson T, Chintalapudi S. Performance of a conceptual and physically based model in simulating the response of a semi-urbanized watershed in San Antonio, Texas. *Hydrological Processes*, 2013; 27:3394–3408.
- [24]. Cydzik K, Hogue TS. Modelling postfire response and recovery using the Hydrologic Engineering Center Hydrologic Modelling System (HEC-HMS). *Journal of the American Water Resources Association*, 2009; 45:702–714.
- Ficklin DL, Zhang M. A comparison of the curve number and GreenAmpt models in an agricultural watershed. *Transactions of the ASABE*, 2013; 56: 61–69.
- [25]. Lane LJ, Diskin MH, Wallace DE, Dixon RM. Partial area response on small semiarid watersheds. *Water Resources Bulletin*, 1978; 14:1143–1158.
- [26]. Saxton KE, Rawls WJ, Romberger JS, Papendick RI. Estimating generalized soil-water characteristics from texture. *Soil Science Society of America Journal*, 1986; 50:1031–1036.
- [27]. Halwatura D, Najim M. Application of the HEC-HMS model for runoff simulation in a tropical catchment. *Environmental Modelling and Software*, 2013; 46:155–162.