

مقدمه

امروزه برآوردهای حاصل از رگبارها به ویژه در حوزه‌های آبخیز کوچک و فاقد آمار از اصلی ترین فعالیت‌های هیدرولوژیست‌ها بوده و برآوردهای حجم رواناب حاصل از بارندگی به منظور پیش‌گیری از وقوع سیلاب از اهمیت زیادی برخوردار است [۲]. از سوی دیگر با توجه به وسعت زیاد ایران و عدم وجود ایستگاه‌های هیدرومتری کافی، تعیین رواناب و دبی حاصل از بارندگی همواره یکی از مشکلات اساسی حوزه‌های آبخیز کشور بوده [۱] و استفاده از روش‌های برآوردهای رواناب در حوزه‌های آبخیز فاقد ایستگاه از اهمیت شایان توجهی برخوردار است [۵]. در این راستا یکی از روش‌های تجربی که مورد توجه بیشتر قرار گرفته روش شماره‌ی منحنی^۴ (CN) یا سرویس حفاظت خاک آمریکا^۵ می‌باشد [۳۱]. کاربرد این روش نظر به نیاز آن به داده‌های قابل دستیابی در بیشتر حوزه‌های آبخیز ساده بوده و از دامنه کاربرد گسترده‌ای برخوردار است [۱۳]، ولی با توجه به اینکه این مدل اساساً برای مناطق خشک و نیمه خشک آمریکا توسعه یافته ممکن است استفاده از آن در خارج از این مناطق همراه با خطا باشد که این مطلب مورد تأکید پژوهشگران زیادی نیز بوده است. رالیسن [۲۵] سیر تاریخی تحولات و پیشرفت‌های انجام شده در زمینه‌ی برآوردهای رواناب را در کشور امریکا مورد نقد و بررسی قرارداد و خاطر نشان نمود که جواب‌های مناسب این مدل تنها در شرایطی که این روش در آنجا تکامل یافته است قابل دست‌یابی هستند. بیلز و بتسن [۱۰] اعتبار پارامتر شماره منحنی را به عنوان یک شاخص هیدرولوژیک با استفاده از ۵۸۵ سیلاب مشاهداتی از ۳۶ حوزه آبخیز در امریکا ارائه کرده و نشان دادند که رواناب حاصل از باران در مقابل تغییرات شاخص CN بسیار حساس است و بر اهمیت به دست آوردن مدل منطقه‌ای تأکید کردند. اسپرن و رنارد [۲۲] با مطالعه در مناطق خشک ایالات متحده به این نتیجه رسید که استفاده از روش شماره منحنی در این نواحی بایستی همراه با احتیاط باشد. هوسر و جائز [۱۴] شماره‌ی منحنی اراضی در دشت‌های غربی ایالات متحده در حالت‌های گوناگون را مطالعه نموده و به این نتیجه رسیدند که لازم است شماره‌ی منحنی با توجه به شرایط این منطقه مورد واسنجی قرار گیرد. کمار و همکاران [۱۷] روش شماره منحنی را برای برآورد

واسنجی ضریب شاخص حداکثر ذخیره و شماره‌ی منحنی مدل SCS در حوزه‌های آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا

سید‌حمدیارضا صادقی^۱، محمد مهدوی^۲ و سیده لاله رضوی^۳

تاریخ دریافت: ۸۵/۹/۱۹ تاریخ پذیرش: ۸۷/۹/۲۰

چکیده

به منظور برآوردهای رواناب در حوزه‌های آبخیز، روش‌های تجربی و غیر مستقیم متعددی هم چون SCS ابداع شده است. عموماً استفاده از این مدل‌ها در خارج از مناطق تهیه آنها با خطا همراه بوده و لذا بررسی کاربرد و واسنجی آنها ضروری است. به این منظور رگبارهای واحد اطلاعات هم زمان باشند - رواناب چهار حوزه آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا انتخاب و مقدار رواناب ناشی از هر رگبار پس از تعیین ویژگی‌های گوناگون آنها و نقشه‌ی شماره منحنی حوزه‌های آبخیز برآوردهای مقادیر مشاهداتی مقایسه شد. نتایج بدست آمده از کاربرد مدل بدون واسنجی نشان دهنده‌ی تطابق ضعیف رواناب‌های مشاهده‌ای و برآوردهای در تمامی حوزه‌های آبخیز بوده است. به منظور بهبود این وضعیت، ضریب شاخص حداکثر ذخیره مدل و همچنین مقادیر شماره منحنی واسنجی و بالحاظ مقادیر جدید بار دیگر رواناب با استفاده از مدل برآورده و رواناب‌های مشاهداتی مقایسه شد. نتایج کاربرد مدل واسنجی شده دلالت بر عدم کارآیی مدل یاد شده در برآوردهای رواناب در حوزه‌های آبخیز کسیلیان و درجزین و توانایی آن در برآوردهای رواناب در حوزه‌های آبخیز امامه و خانمیرزا به ترتیب با ضریب تبیین ۰/۹۲۱ و ۰/۹۱۴ داشته است.

واژه‌های کلیدی: رواناب سطحی، مدل SCS، هدررفت اولیه، شماره‌ی منحنی، امامه، کسیلیان، درجزین، خانمیرزا

۱- نویسنده مسئول و مدیر گروه و دانشیار گروه مهندسی آبخیزداری دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران، کرج
منابع طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس، نور، مازندران، sadeghi@modares.ac.ir

۲- استاد دانشکده منابع طبیعی دانشگاه تهران، کرج

۳- دانش آموخته گروه مهندسی آبخیزداری دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس، نور، مازندران

اطلاعات هم زمان بارش-روانآب را انتخاب و عمق روانآب های حاصله را به تفکیک برای هر سیلاب مشخص نموده و با عمق روانآب های برآورده شده با استفاده از مدل SCS مورد مقایسه قرار داد. نتایج نشان داد که عمق روانآب های برآورده شده در این حوزه ای آبخیز بسیار ناچیز و در تمامی موارد کم تر از مقدار مشاهده شده است. همچنین برای انطباق عمق روانآب های مشاهده ای و محاسبه شده مقدار ضریب شاخص حداکثر ذخیره را برابر ۰/۰۶ پیشنهاد کرد. نایب عباسی [۶] عمق و دبی ناشی از بارندگی به روش SCS را برآورد و آنها را با عمق و دبی روانآب های مشاهده شده در حوزه آبخیز معرف امامه مقایسه نمود، همچنین ضرایب فرمول های پیشنهادی SCS در تعیین عمق روانآب ناشی از بارندگی را منطبق با شرایط این حوزه آبخیز واسنجی نمود. خوچینی [۳] به مقایسه روانآب های ناشی از بارندگی به روش SCS با روانآب های مشاهده شده و نیز CN های برآورده شده از این روش و مقادیر مشاهده شده در حوزه های آبخیز معرف سلسله جبال البرز پرداخت و ضرایب رابطه ای SCS را به منظور تعیین صحیح عمق روانآب ناشی از بارندگی واسنجی نمود. نتایج پژوهش های وی نشان داد که این روش در برآورد روانآب نارسایی داشته و تفاوتی معنی دار بین CN به دست آمده از روش SCS و CN مشاهده شده وجود دارد. نساجی زواره [۸] در حوزه آبخیز امامه برای اصلاح معادله SCS با استفاده از داده های بارندگی و دبی مشاهده ای مقدار ضریب شاخص حداکثر ذخیره را برابر ۰/۰۴ به دست آورد. ملکیان و همکاران [۴] به بررسی و ارزیابی روش شماره منحنی در حوزه آبخیز لیقوان و مقایسه مقادیر روانآب واقعی با مقادیر روانآب محاسباتی از این روش پرداخت. نتایج پژوهش های وی نشان داد که روش SCS روانآب حوزه آبخیز مورد مطالعه را به صورت قابل قبولی شبیه سازی نمی کند و برای انطباق عمق روانآب های مشاهده ای و محاسباتی مقدار ۰/۰۶ را برای ضریب شاخص حداکثر ذخیره در این حوزه آبخیز پیشنهاد نمود. حال با توجه به عدم توصیه استفاده مستقیم از مدل SCS در شکل اولیه آن و ضرورت انجام اصلاحات و واسنجی مقادیر ضریب شاخص حداکثر ذخیره مدل SCS و نیز شماره منحنی با توجه به دامنه تعییرات رطوبت پیشین و تعیین اهمیت آن به منظور بهبود برآورد روانآب و بررسی دامنه تعییرات مدل در اقلیم ها و شرایط گوناگون در چهار حوزه آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا انجام گرفته است.

مواد و روش ها

مناطق مطالعاتی

به منظور انجام این پژوهش چهار حوزه آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا انتخاب شدند که ویژگی های آنها در جدول زیر آورده شده است.

روانآب آبخیزهای کوچک زراعی در ایالت ماهاراشترا^۱ در هند مورد بررسی قرار داده و نتیجه گیری کردند که شماره ۵ منحنی محاسبه شده از مقادیر بارش-روانآب مشاهداتی بیش تر از مقادیر ارائه شده در جدول های استاندارد SCS به ویژه در شرایط رطوبت پیشین خشک (AMC I) می باشد. پنک و هوکینز [۲۳] با ذکر این نکته که شماره منحنی تعییرات مکانی و زمانی نفوذ و سایر تلفات را در نظر نگرفته و تنها مجموع تلفات یک رگبار معین را لاحظ می کند، پیشنهاد نمودند که مسائمه نظیر حساسیت مقادیر به تعییرات شماره ای منحنی، شرایط رطوبت پیشین و تاثیر تعییرات مکانی و زمانی بایستی با انجام پژوهش های بیش تر مورد بررسی و اصلاح قرار گیرد. صادقی و همکاران [۲۷] مدل SCS را به منظور برآورده روانآب در حوزه ای آبخیز امامه به کار برندند. نتایج پژوهش های آنها نشان داد که این مدل در شرایط عدم واسنجی قادر به برآورد دقیق مقدار روانآب در این حوزه آبخیز نمی باشد. آنها ضمن بیان دامنه تعییرات ۰/۰۰۵ تا ۰/۰۲ و میانگین ۰/۱۸ استفاده از معادله های پیاپی در محاسبه ی ضریب حداکثر شاخص ذخیره برای برآورد دقیق روانآب با استفاده از رابطه SCS را تأکید نمودند. وودوارد و هوکینز [۳۵] به بررسی فرضیه نسبت بین تلفات اولیه و حداکثر نگهداشت در مناطقی از ایالات متحده پرداختند. نتایج تحقیقات آنها نیز نشان داد که دامنه تعییرات ضریب شاخص حداکثر ذخیره در این مناطق بین ۰/۰۰۵ تا ۰/۰۹۱ متفاوت بوده و با در نظر گرفتن میانگین مقادیر به دست آمده (۰/۰۵) برای نسبت مذکور محاسبات دقیق تر و اختلاف بین روانآب برآورده شده و مشاهداتی کم تر است. واکر و هوکینز [۳۱] به بررسی کاربرد مدل SCS در آبخیزهای با شبیه سیل [۳۱] به بررسی ایالی نویز امریکا پرداختند. بدین منظور ۱۹ متوجه واجد اطلاعات هم زمان بارش-روانآب جمع آوری و ارتفاع روانآب برای هر یک از آنها محاسبه و با ارتفاع روانآب برآورده شده مدل SCS مقایسه شد. مقادیر CN هم یک بار بال لاحظ بارندگی پنج روز قبل و بار دیگر با استفاده از جریان پایه خروجی از آبخیز محاسبه گردید. نتایج پژوهش های آنها نشان داد در مواردی که از جریان پایه به جای بارندگی پنج روز پیش برای برآورد CN استفاده شده ضریب همبستگی بین روانآب مشاهداتی و برآورده بیشتر بوده است. کرک بی و همکاران به نقل از پیاسی و سینگ [۲۴] به بررسی نقش توزیع زمانی بارندگی و عوامل مورفولوژیک بر تولید روانآب در آبخیزهای خشک حوزه آبخیز گودال‌تین^۲ در اسپانیا پرداختند. آنها با کاربرد مفهوم حد آستانه روانآب در رابطه اصلاح شده گرین-آمپت و تعیین دقیق مقادیر شماره منحنی در حوزه آبخیز مورد مطالعه، زمینه های افزایش دقت برآوردهای ناشی از مدل SCS را فراهم آورندند. نحوی [۵] به ارزیابی مدل SCS برای برآورده روانآب ناشی از بارندگی در حوزه آبخیز امامه پرداخت. وی ۱۳ رگبار واجد

1- Maharashtra

2- Godalatin

جدول ۱ - ویژگی های حوزه های آبخیز مطالعاتی

فصل رشد گیاهی	کاربری اراضی	اقليم (دومارت)	میانگین بارش سالانه(میلی متر)	محدوده جغرافیایی		ارتفاع متوسط (متر)	مساحت (کیلومترمربع)	نام حوزه آبخیز
				عرض شمالی	طول شرقی			
اردیبهشت تا شهریور	بیش تر مرتعی و درصد کم تری اراضی زراعی	مرطوب	۷۵۸/۶	۳۵° ۵۱' ۰۰'' تا ۳۵° ۵۷' ۰۰''	۵۱° ۳۲' ۰۰'' تا ۵۱° ۳۸' ۰۰''	۲۸۵۶	۳۷/۱۲	اماame
فروردین تا مهر	بیش تر جنگل و تا حدودی مرتع و زراعت	بسیار مرطوب	۸۱۳/۸	۳۵° ۵۸' ۳۰'' تا ۳۶° ۷' ۱۵''	۵۳° ۸' ۴۴'' تا ۵۳° ۱۵' ۴۲''	۱۶۲۰	۶۶/۷۵	کسیلیان
اردیبهشت تا شهریور	بیش تر مرتع	نیمه خشک	۳۵۹	۳۵° ۳۷' ۰۰'' تا ۳۵° ۵۱' ۰۰''	۵۳° ۱۲' ۰۰'' تا ۵۳° ۲۹' ۰۰''	۲۲۹۴	۳۳۱/۲	درجین
اردیبهشت تا شهریور	زراعت و تا حدودی مرتع	سرد و خشک	۶۲۵	۳۱° ۲۲' ۲۴'' تا ۳۱° ۳۷' ۳۰''	۵۰° ۵۵' ۰۰'' تا ۵۱° ۱۸' ۳''	۳۹۱/۱۶	۳۹۱/۱۶	خانمیرزا

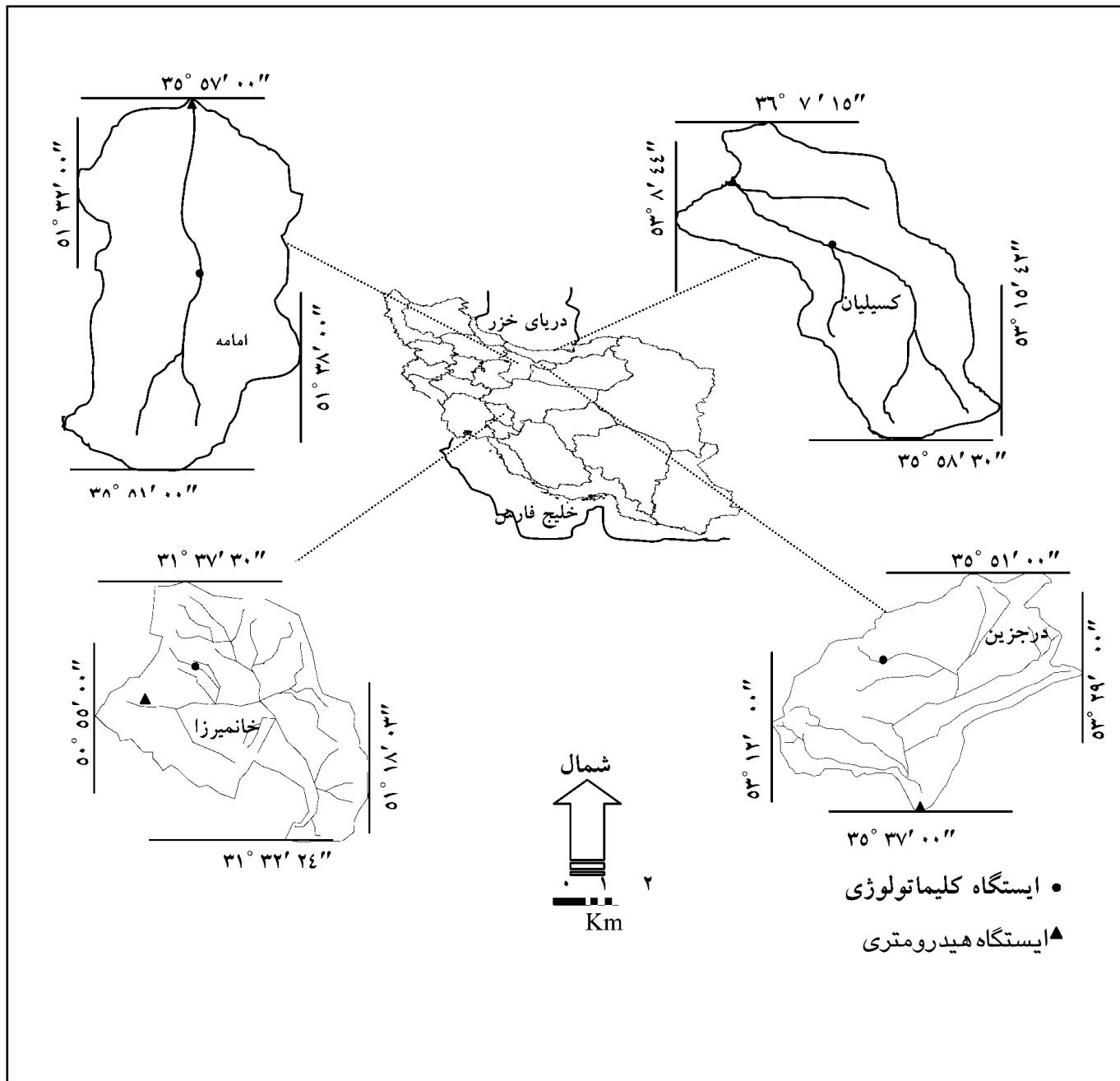
رگبار مورد نظر از روی آمار بارندگی روزانه به دست آمد. با بررسی مطالعات پوشش گیاهی و اقلیم در حوزه های آبخیز تحت بررسی فصل های رشد و خواب گیاهان تفکیک (جدول ۱) و وضعیت رطوبت پیشین خاک تعیین شد. پس از تعیین شماره منحنی در حالت رطوبت پیشین متوسط (II) با استفاده از جدول وضعیت رطوبت پیشین خاک و شماره منحنی و با در نظر گرفتن مجموع بارندگی ۵ روز قبل از هر سیالاب، شماره منحنی در حالت متوسط به شماره منحنی در حالت خشک (I) یا مرطوب (III) تبدیل شد. سپس ارتفاع روانآب محاسبه شده با مقادیر مشاهداتی مقایسه شد و در صورت وجود اختلاف قابل ملاحظه بین آنها ابتدا اقدام به واسنجی ضربی شاخص حداکثر نگهداشت در معادله SCS شد. به این نحو که با داشتن مقادیر P، Q و S، ضربی مربوط به شاخص حداکثر نگهداشت (α) برای هر سیل به منظور دست یابی به مقادیر مناسب جایگزین برای ضربی فعلی 0.2 محاسبه شد و میانه اعداد به دست آمده به دلیل لحاظ توزیع مناسب مقادیر [۹] به عنوان ضربی مناسب هر حوزه آبخیز تعیین شد و سپس از اعمال شرط $\alpha S \geq P$ مقادیر روانآب با ضرایب جدید به دست آمد. مجدداً مقادیر روانآب مشاهداتی و محاسباتی مقایسه و در صورت مشاهده اختلاف بین آنها اقدام مقتضی در رابطه با واسنجی مقدار شماره منحنی گردید. اصلاح و واسنجی مقدار شماره منحنی با توجه به ارتباط بین مقادیر بارندگی ۵ روز پیشین و شماره منحنی و از طریق میان یابی و با کمک رابطه رگرسیونی دو متغیره در هر یک از حوزه های آبخیز انجام و سپس مقدار CN اصلاح شده برای برآورد مقدار جدید S با کمک رابطه (۲) استفاده شد. در نهایت مقدار روانآب بر اساس مقادیر P و S جدید و ضرایب اولیه مدل و نیز ضرایب واسنجی شده محاسبه و

روش پژوهش
به منظور انجام پژوهش کلیه رگبارهای واجد اطلاعات هم زمان بارش و روانآب در مناطق مطالعاتی انتخاب و مقدار بارش و ارتفاع روانآب مستقیم به ترتیب با استفاده از باران نگار و آب نمود آنها استخراج گردید [۲]. سپس نقشه های جداگانه گروه های هیدرولوژیکی خاک، پوشش گیاهی و کاربری اراضی برای هر یک از حوزه های آبخیز مورد مطالعه تهیه شد. پس از مشخص کردن گروه های هیدرولوژیکی خاک و کاربری اراضی، با قرار دادن و روی هم گذاری نقشه ها در محیط Iwris در سامانه اطلاعات جغرافیایی، سطوح دارای گروه های هیدرولوژیکی، پوشش گیاهی و کاربری اراضی یکسان مشخص و سطح مربوطه محاسبه گردید. سپس با استفاده از جدول های ارائه شده توسط NEH-4 [۲۱] شماره منحنی متوسط وزنی برای هر یک از حوزه های آبخیز محاسبه شد. پس از محاسبه شماره منحنی برای هر یک از آبخیزها مقدار نگهداشت اولیه و سپس ارتفاع روانآب به ترتیب با استفاده از رابطه های (۱) و (۲) به دست آمد.

$$Q = \frac{(P-0.2S)^2}{(P+0.8S)} \quad (1)$$

$$S = \frac{25400}{CN} - 254 \quad (2)$$

که در آنها Q ارتفاع روانآب، P ارتفاع بارندگی و S ارتفاع مربوط به ریاضی، نفوذ در خاک و ذخیره سطحی همگی به میلی متر است. به منظور تعیین شرایط پیشین رطوبتی حوزه آبخیز در زمان وقوع رگبارهای مورد بررسی میزان بارندگی های ۵ روز قبل از



شکل ۱ - موقعیت و شمای کلی مناطق مطالعاتی

بحث و جمع بندی

با بررسی نتایج به دست آمده از تجزیه و تحلیل داده های بارش و رواناب و انجام آزمون های همبستگی بین داده های مشاهداتی و برآورده در چهار حوزه آبخیز مطالعاتی مشخص شد که بین رواناب های مشاهداتی و برآورد شده با مدل SCS در حالت اولیه آن همبستگی بالایی وجود ندارد. به گونه ای که حداقل مقدار ضریب تبیین در اشکال گوناگون روابط رگرسیونی برای حوزه های آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا به ترتیب 0.570 ($P=0.001$), 0.018 ($P<0.001$), صفر و 0.005 ($P=0.627$) به دست آمد. این نتایج نشان دهنده عدم توانایی مدل

با مقادیر مشاهده ای آن مقایسه شد. به این ترتیب آخرین تلاش ممکن برای ارتقای عملکرد مدل SCS در حوزه های آبخیز مورد مطالعه صورت پذیرفت.

نتایج

در ذیل نتایج مربوط به واسنجی ضرایب مدل و مقادیر رواناب در حالت های گوناگون به ازای هر رگبار به ترتیب برای حوزه های آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا در جدول های (۲) تا (۹) آورده شده است.

جدول ۲ - مقدار بارش، ارتفاع رواناب برآورده شده و مشاهده ای و ضریب واسنجی شده شاخص حداکثر ذخیره مدل در حوزه آبخیز امامه

ردیف	تاریخ رگبار	ارتفاع بارش (میلی متر)	ارتفاع رواناب مشاهده ای (میلی متر)	ضریب $\alpha = 0.72$ (میلی متر)	ارتفاع رواناب برآورده شده با لحاظ α جدید (میلی متر)	ارتفاع رواناب برآورده شده با جدید α
۱	۵۱/۲/۲۹	۶/۰۰	۰/۳۳	۰/۰۰	۰/۰۸	۰/۰۰
۲	۵۱/۵/۱۲	۷/۵۵	۰/۱۳	۰/۰۰	۰/۰۲	۰/۱۴
۳	۵۱/۵/۱۵	۱۷/۳۰	۲/۴۵	۰/۰۰	۰/۲۴	۰/۰۰
۴	۵۳/۱/۱۵	۲۹/۷۰	۲/۹۰	۰/۰۰	۰/۰۵	۳/۰۸
۵	۵۳/۴/۲۸	۱۵/۵۰	۰/۶۸	۰/۰۰	۰/۱۷	۰/۰۰
۶	۵۳/۶/۴	۱۰/۴۰	۰/۳۶	۰/۰۰	۰/۰۲	۰/۳۷
۷	۶۱/۷/۱۵	۲۶/۵۰	۸/۰۱	۱۱/۱۰	۰/۴	۷/۹۳
۸	۶۲/۱/۲۸	۳/۲۲	۰/۴۹	۰/۰۰	۰/۰۸	۰/۰۰
۹	۶۲/۲/۴	۴/۶۲	۰/۲۶	۰/۰۰	۰/۱۴	۰/۰۰
۱۰	۶۲/۲/۵	۱۸/۰۰	۱/۵۵	۵/۱۰	۰/۵۰	۱/۶۸
۱۱	۶۲/۲/۸	۸/۴۲	۰/۱۱	۰/۶۲	۰/۴۵	۰/۰۰
۱۲	۶۷/۵/۶	۳/۹۷	۰/۶۷	۰/۰۰	۰/۱۰	۰/۰۰
۱۳	۶۸/۱۲/۲۳	۱۷/۱۰	۱/۴۴	۴/۶۸	۰/۵۰	۱/۳۲
۱۴	۶۹/۸/۷	۱۱/۴۰	۰/۲۳	۰/۰۰	۰/۰۳	۰/۳۳
۱۵	۶۹/۱۲/۱۰	۱۲/۸۰	۰/۴۶	۰/۰۰	۰/۰۳	۰/۴۸
۱۶	۷۴/۲/۱۲	۲۱/۸۰	۵/۲۳	۱/۴۱	۰/۰۲	۵/۳۰
۱۷	۷۴/۳/۹	۱۰/۴۰	۰/۲۲	۰/۰۰	۰/۰۳	۰/۴۸
۱۸	۷۵/۲/۱۸	۱۸/۸۰	۰/۸۲	۰/۰۰	۰/۰۵	۰/۸۸
۱۹	۷۵/۷/۲۶	۲۷/۶۰	۰/۴۴	۰/۰۰	۰/۲۵	۰/۰۰
۲۰	۷۶/۱/۱۶	۱۰/۹۰	۰/۷۶	۰/۰۰	۰/۱۵	۰/۰۰
۲۱	۷۸/۸/۵	۱۳/۵۰	۰/۳۱	۰/۰۰	۰/۰۵	۰/۲۷
۲۲	۷۹/۷/۲۵	۲/۶۰	۰/۴۲	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰

تلفات اولیه روی شماره‌ی منحنی و به تبع آن رواناب دارد [۳۵] و [۳۶] ضرایب شاخص حداکثر ذخیره مدل SCS در هر چهار حوزه آبخیز واسنجی شده و مقدار آن برای حوزه‌های آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا برابر 0.09 ، 0.16 ، 0.20 و 0.30 می‌باشد. به دست آمد که این مقادیر در دامنه‌ی پیشنهادی توسط وودوارد و هوکینز [۳۵] و صادقی و همکاران [۲۷] نیز قرار دارند. در این مرحله بار دیگر مقادیر ضریب تبیین بین مقادیر رواناب مشاهداتی و محاسباتی جدید به ترتیب برای چهار حوزه آبخیز امامه، کسیلیان، درجزین و خانمیرزا برابر 0.921 ($P=0.000$) و 0.029 [۳۵] و [۳۶] ضرایب شاخص حداکثر ذخیره مدل

یاد شده در برآورد ارتفاع رواناب در حوزه‌های آبخیز مورد مطالعه بوده ولذا واسنجی و اعمال اصلاحات لازم در پیش از استفاده از آن کاملاً ضروری به نظر می‌رسد. رالیسن [۲۵]، بیلز و بستن [۱۰]، اسپرن و رنارد [۲۲]، هوسر و جونز [۱۴]، پنک و هوکینز [۲۳]، میشرا و همکاران [۱۹]، صادقی و همکاران [۲۷] و یوآن [۳۶] در خارج از کشور و نحوی [۷]، نایب عباسی [۶]، خوجینی [۳]؛ نساجی زواره [۸] و ملکیان و همکاران [۴] در داخل کشور نیز بر اعمال واسنجی‌های لازم در پیش از کاربرد این مدل تأکید دارند. به منظور افزایش دقت مدل و با توجه به تاثیر قابل ملاحظه ای که

خانمیرزا در حد قابل قبول ولی در حوزه های آبخیز کسیلیان و درجزین هم چنان از دقت لازم برخوردار نمی باشد. زیادتر بودن میزان تبیین در حوزه آبخیز امامه را می توان به کوچک بودن مساحت و یک نواختی توزیع سطحی رگبارها نسبت داد که با یافته های ویلیام ولزار [۳۲]، رالیسن [۲۵] و سیمنان و همکاران [۲۹] مبنی بر کاهش دقت مدل مذکور در حوزه های آبخیز بزرگ مطابقت دارد، اما در مورد حوزه آبخیز کسیلیان با وجود کوچک بودن مساحت جواب

(P=۰/۰۱۴) و (P=---۰/۰۰۰) (P=۰/۴۸۰) به دست آمد.

هم چنان که مشاهده می شود پس از واسنجی ضرایب، مقدار ضربی تبیین بین روانآب مشاهداتی و برآورد شده بالا رفته است که این امر بر اهمیت واسنجی مدل مناسب با موقعیت حوزه آبخیز مورد مطالعه اشاره دارد، ولی میزان افزایش این تبیین در حوزه های آبخیز گوناگون یکسان نبوده به گونه ای که در حوزه های آبخیز امامه و

جدول ۳- ارتفاع روانآب برآورد شده با استفاده از مقادیر واسنجی شده CN در حوزه های آبخیز امامه

ردیف	تاریخ رگبار	مقدار بارش (میلی متر)	روز پیشین (میلی متر)	رطوبت گروه رطوبتی	CN	واسنجی شده CN		لحوظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0/2$ (میلی متر)	روانآب برآورد شده با لحوظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0/2$ (میلی متر)		
						واسنجی شده CN					
						لحوظ CN واسنجی شده	+۴۹/۲۷ (رطوبت پیشین)=CN=۱/۱۳۳				
I	۵۱/۲/۲۹	۶/۰۰	۰/۲۰	۶۴/۰۰	۰/۰۰	۲۸/۲۰		۰/۰۰	۰/۰۰		
	۵۱/۵/۱۲	۷/۵۵	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۵۱/۵/۱۵	۱۷/۳۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۵۳/۱/۱۵	۲۹/۷۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۵۳/۴/۲۸	۱۵/۵۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۵۳/۶/۴	۱۰/۴۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۶۲/۱/۲۸	۳/۲۲	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۶۷/۵/۶	۳/۹۷	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۶۹/۱۲/۱۰	۱۲/۸۰	۰/۰۰			۴۹/۲۷					
	۷۴/۳/۹	۱۰/۴۰	۱۷/۰۰			۴۵/۰۰					
	۷۵/۲/۱۸	۱۸/۸۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۷۵/۷/۲۶	۲۷/۶۰	۰/۰۰			۴۹/۲۷					
	۷۶/۱/۱۶	۱۰/۹۰	۰/۰۰			۲۸/۰۰					
	۷۸/۸/۵	۱۳/۵۰	۰/۰۰			۵۳/۸۰					
II	۷۹/۷/۲۵	۲/۶۰	۲۰/۰۰	۸۱/۰۰	۰/۰۰	۷۱/۹۰		۰/۰۰	۰/۰۰		
	۶۲/۲/۴	۴/۶۲	۳۸/۰۰			۶۶/۰۰					
	۶۹/۸/۷	۱۱/۴۰	۲۵/۵۰			۷۸/۱۶					
	۷۴/۲/۱۲	۲۱/۸۰	۳۶/۰۰			۶۴/۰۰					
III	۶۱/۷/۱۵	۲۶/۵۰	۹۷/۵۰	۹۲/۰۰	۱۶/۵۱	۹۵/۷۳		۱۶/۵۱	۰/۰۰		
	۶۲/۲/۵	۱۸/۰۰	۷۸/۲۰			۸۶/۵۰					
	۶۲/۲/۸	۸/۴۲	۵۷/۲۰			۸۵/۲۰					
	۶۸/۱۲/۲۳	۱۷/۱۰	۴۳/۵۰			۹۸/۵۶					

جدول ۴- مقدار بارش، ارتفاع رواناَب برآورده شده و مشاهده ای و ضریب واسنجی شده شاخص حداکثر ذخیره ی مدل در حوزه ی آبخیز کسیلیان

ردیف	تاریخ رگبار	ارتفاع بارش (میلی متر)	ارتفاع رواناَب مشاهده ای (میلی متر)	ارتفاع رواناَب ضریب $\alpha = 0/2$ (میلی متر)	ارتفاع رواناَب برآورده شده با لحاظه α جدید (میلی متر)	α جدید	ارتفاع رواناَب برآورده شده با لحاظه α جدید (میلی متر)
۱	۵۷/۳/۱۲	۴/۹۰	۲/۴۰	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰	۰/۰۰
۲	۶۴/۹/۶	۱۵/۲۰	۱/۱۷	۰/۰۰	۰/۱۵	۰/۰۰	۰/۰۰
۳	۶۴/۱۰/۱۴	۱۰/۲۰	۰/۷۹	۰/۰۰	۰/۰۱	۰/۰۰	۰/۰۰
۴	۶۵/۲/۱۴	۱۳/۳۰	۰/۹۰	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰	۰/۰۰
۵	۶۵/۲/۲۷	۹/۲۲	۲/۴۸	۰/۰۰	۰/۱۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۶	۶۶/۷/۲۸	۶/۶۶	۳/۴۵	۰/۰۰	۰/۱۷	۰/۰۰	۰/۰۰
۷	۶۶/۸/۴	۱۵/۸۰	۶/۳۷	۰/۰۱	۰/۴۳	۰/۰۰	۰/۰۰
۸	۶۶/۸/۱۷	۷/۴۸	۰/۹۳	۰/۰۰	۰/۱۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۹	۶۶/۱۱/۱۰	۵/۱۰	۳/۷۷	۰/۰۰	۰/۱۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۰	۶۷/۶/۹	۹/۴۰	۴/۸۹	۰/۰۰	۰/۲۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۱	۶۷/۶/۳۰	۱۴/۶۰	۱/۹۱	۰/۰۰	۰/۰۱	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۲	۶۷/۸/۲۹	۹/۷۲	۱/۸۲	۰/۰۰	۰/۱۴	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۳	۶۷/۱۲/۲۵	۱۶/۸۰	۳/۶۷	۰/۰۰	۰/۳۹	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۴	۶۸/۲/۹	۸/۴۵	۲/۲۵	۰/۰۰	۰/۱۵	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۵	۶۹/۱/۲۷	۲/۶۰	۲/۵۰	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۶	۶۹/۶/۱۱	۱۸/۲۰	۵/۹۴	۰/۰۰	۰/۲۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۷	۶۹/۷/۱۰	۱۵/۹۰	۱/۳۷	۰/۰۰	۰/۱۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۸	۷۰/۳/۳	۲۵/۱۰	۴/۵۱	۰/۰۰	۰/۲۷	۰/۰۰	۰/۰۰
۱۹	۷۰/۳/۲۹	۱۰/۵۰	۳/۳۵	۰/۰۰	۰/۱۸	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۰	۷۰/۴/۲۳	۲۴/۴۰	۱/۳۱	۰/۸۷	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۱	۷۰/۷/۱۳	۸/۰۵	۰/۸۵۷	۰/۰۰	۰/۱۱	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۲	۷۱/۳/۳۰	۱۹/۴۰	۰/۴۲	۰/۰۰	۰/۱۵	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۳	۷۱/۷/۱۵	۳/۷۸	۱/۰۲	۰/۰۰	۱/۰۹	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۴	۷۱/۷/۲۳	۲/۹۵	۲/۱۴	۰/۰۰	۰/۱۲	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۵	۷۲/۳/۱۴	۹/۹۹	۱/۴۱	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۶	۷۲/۲/۱۷	۱۷/۷۰	۱۲/۸۶	۰/۰۰	۰/۳۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۷	۷۲/۴/۲۱	۸/۵۰	۱/۲۹	۰/۰۰	۰/۱۲	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۸	۷۳/۷/۳۰	۲۳/۹۰	۱۰/۷۲	۰/۰۰	۰/۳۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۲۹	۷۳/۹/۵	۱۷/۴۰	۴/۹۵	۰/۰۰	۰/۲۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۰	۷۳/۱۲/۲۶	۱۸/۵۰	۲/۶۸	۰/۰۰	۰/۲۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۱	۷۴/۳/۲۶	۱۹/۹۰	۰/۶۸	۰/۰۰	۰/۱۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۲	۷۴/۷/۲۰	۲۷/۲۰	۵/۶۲	۰/۰۰	۰/۳۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۳	۷۵/۷/۱۵	۱۸/۱۰	۱/۴۶	۰/۰۰	۰/۱۸	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۴	۷۵/۷/۲۴	۲۲/۱۰	۵/۴۳	۰/۰۰	۰/۲۷	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۵	۷۶/۲/۱۵	۱۳/۱۰	۱/۹۵	۰/۰۰	۰/۱۶	۰/۰۰	۰/۰۰
۳۶	۷۶/۴/۱۱	۲۷/۲۰	۰/۳۳	۰/۹۴	۰/۳۸	۰/۰۰	۰/۰۰

جدول ۵- ارتفاع رواناب برآورده شده با استفاده از مقادیر واسنجی شده CN در حوزه‌ی آبخیز کسیلیان

ردیف	تاریخ رگبار	مقدار بارش (میلی متر)	روز پیشین (میلی متر)	رطوبت گروه رطوبتی	CN	CN واسنجی شده لحاظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0.2$ (میلی متر)	رواناب برآورده شده با لحاظ CN واسنجی شده و α جدید(میلی متر)
۱	۶۴/۹/۶	۱۵/۲۰	۰/۵۰	I	۵۷/۰۰	۴۲/۰۰	۰/۰۰
۲	۶۵/۲/۱۴	۱۳/۳۰	۰/۰۰			۱۸/۸۸	۰/۰۰
۳	۶۵/۲/۲۷	۹/۲۲	۴/۰۰			۲۳/۱۱	۰/۰۰
۴	۶۶/۷/۲۸	۶/۶۶	۰/۰۰			۱۸/۸۸	۰/۰۰
۵	۶۶/۸/۱۷	۷/۴۸	۲/۰۰			۴۳/۵۰	۰/۰۰
۶	۶۶/۱۱/۱۰	۵/۱۰	۶/۰۰			۴۸/۶۰	۰/۰۰
۷	۶۷/۶/۹	۹/۴۰	۰/۵۰			۱۹/۴۱	۰/۰۰
۸	۶۷/۸/۲۹	۹/۷۲	۱/۰۰			۴۳/۲۰	۰/۰۰
۹	۶۸/۲/۹	۸/۴۵	۵/۰۰			۱۸/۸۲	۰/۰۰
۱۰	۶۹/۱/۲۷	۲/۶۰	۲۵/۰۰			۴۵/۸۸	۰/۰۰
۱۱	۶۹/۶/۱۱	۱۸/۲۰	۰/۵۰			۱۹/۴۱	۰/۰۰
۱۲	۶۹/۷/۱۰	۱۵/۹۴	۴/۰۰			۲۳/۱۱	۰/۰۰
۱۳	۷۰/۳/۲۹	۱۰/۴۹	۱۵/۰۰			۳۵/۲۹	۰/۰۰
۱۴	۷۰/۳/۳	۲۵/۱۳	۲۲/۰۰			۴۲/۷۰	۰/۰۰
۱۵	۷۰/۷/۱۳	۲۵/۱۳	۰/۵۰			۱۹/۴۱	۰/۰۰
۱۶	۷۱/۷/۱۵	۳/۷۸	۱۰/۰۰			۲۹/۴۷	۰/۰۰
۱۷	۷۱/۳/۳۰	۱۹/۴۴	۴/۰۰			۲۳/۱۱	۰/۰۰
۱۸	۷۱/۷/۲۳	۲/۹۵	۲/۰۰			۲۰/۹۹	۰/۰۰
۱۹	۷۲/۳/۱۴	۹/۹۹	۷/۰۰			۲۶/۸۲	۰/۰۰
۲۰	۷۲/۲/۱۷	۱۷/۷۱	۱۳/۰۰			۳۳/۱۷	۰/۰۰
۲۱	۷۲/۴/۲۱	۸/۵۰	۱۲/۰۰			۳۲/۱۱	۰/۰۰
۲۲	۷۳/۷/۳۰	۲۳/۸۹	۰/۰۰			۱۸/۸۲	۰/۰۰
۲۳	۷۳/۹/۵	۱۷/۴	۷/۰۰			۴۹/۸۰	۰/۰۰
۲۴	۷۳/۱۲/۲۶	۱۸/۵۳	۱۲/۰۰			۵۵/۸۰	۰/۰۰
۲۵	۷۴/۳/۲۶	۱۹/۸۹	۳۳/۰۰			۵۴/۳۵	۰/۰۰
۲۶	۷۴/۷/۲۰	۲۷/۲۵	۱۶/۰۰			۳۵/۸۲	۰/۰۰
۲۷	۷۵/۷/۱۵	۱۸/۱۳	۲۳/۰۰			۴۳/۲۳	۰/۰۰
۲۸	۷۵/۷/۲۴	۲۲/۱۳	۲/۰۰			۲۱/۵۲	۰/۰۰
۲۹	۷۶/۲/۱۵	۱۳/۰۷	۰/۰۰			۱۸/۸۲	۰/۰۰
۳۰	۵۷/۳/۱۲	۴/۹۰	۳/۰۰			۲۲/۵۸	۰/۰۰

ادامه جدول ۵- ارتفاع روانآب برآورده شده با استفاده از مقادیر واسنجی شده CN در حوزه‌ی آبخیز کسیلیان

ردیف	تاریخ رگبار	مقدار بارش (میلی متر)	روز پیشین (میلی متر)	گروه رطوبتی	CN	واسنجی شده CN	روانآب برآورده شده با لحاظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0.2$ (میلی متر)	روانآب برآورده شده با لحاظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0.2$ (میلی متر)
75/۰۰	۱۸/۰۰	۱۰/۲۵	۶۴/۱۰/۱۴	II		۱/۱۳۳ CN=۴۹/۲۷ (رطوبت پیشین)+۰/۴۹	۰/۰۰	۶۳/۰۰
	۴۸/۰۰	۱۴/۶۶	۶۷/۶/۳۰			۰/۰۰ CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین)+۰/۲۸	۰/۰۰	۶۹/۷۰
	۱۵/۰۰	۱۶/۸۲	۶۷/۱۲/۲۵			۰/۰۰ CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین)+۰/۰۰	۰/۰۰	۵۹/۴۰
	۳۷/۰۰	۲۷/۲۰	۷۶/۴/۱۱			۰/۰۰ CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین)+۰/۰۰	۰/۰۰	۵۸/۰۵
	۴۱/۵۰	۱۵/۸۰	۶۶/۸/۴			۰/۹۳ CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین)+۰/۰۰	۳/۳۵	۹۱/۲۰
	۶۰/۰۰	۲۴/۴۲	۷۰/۴/۲۳			۰/۰۰ CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین)+۰/۰۰	۲/۷۲	۸۲/۴۱
۳۱								
۳۲								
۳۳								
۳۴								
۳۵								
۳۶								

جدول ۶- مقدار بارش ، ارتفاع روانآب برآورده شده و مشاهده‌ای و ضریب واسنجی شده شاخص حداکثر ذخیره مدل در حوزه‌ی آبخیز درجزین

ردیف	تاریخ رگبار	ارتفاع بارش (میلی متر)	ارتفاع روانآب مشاهده‌ای (میلی متر)	ارتفاع روانآب ضریب $\alpha = 0.2$ (میلی متر)	ارتفاع روانآب با لحاظ α جدید	ارتفاع روانآب برآورده شده با لحاظ α جدید (میلی متر)
۱	۶۳/۲/۲۰	۱۰/۲۰	۲/۵۰	۰/۰۰	۰/۱۵	۰/۰۰
۲	۶۵/۲/۱۴	۷/۲۰	۰/۹۹	۰/۰۰	۰/۱	۰/۰۰
۳	۶۶/۱۰/۱۸	۸/۴۰	۱/۲۰	۰/۰۰	۰/۲	۰/۰۰
۴	۶۶/۱۱/۱۶	۸/۶۰	۰/۹۰	۰/۰۰	۰/۲	۰/۰۰
۵	۷۰/۲/۲۱	۹/۳۰	۰/۸۱	۰/۰۰	۰/۱	۰/۰۰
۶	۷۱/۸/۲۱	۱۷/۳۰	۵/۵۵	۰/۰۰	۰/۴	۰/۰۰
۷	۷۱/۱۱/۱۴	۱۷/۲۰	۴/۳۴	۰/۰۰	۰/۴	۰/۰۰
۸	۷۱/۱۲/۱۷	۱۰/۱۰	۲/۶۶	۰/۰۰	۰/۲۷	۰/۰۰
۹	۷۱/۱۲/۲۳	۱۴/۳۰	۴/۲۷	۰/۰۰	۰/۳۶	۰/۰۰
۱۰	۷۳/۱۱/۳۰	۱۰/۸۰	۲/۳۱	۰/۰۰	۰/۲۷	۰/۰۰
۱۱	۷۳/۱۲/۲۱	۹/۹۰	۱/۵۱	۰/۰۰	۰/۲۳	۰/۰۰
۱۲	۷۴/۲/۴	۸/۹۰	۱/۶۸	۰/۰۰	۰/۱۳	۰/۰۰
۱۳	۷۴/۳/۱۷	۵/۳۰	۰/۶۰	۰/۰۰	۰/۰۸	۰/۰۰
۱۴	۷۴/۵/۲۴	۸/۷۰	۰/۶۰	۰/۰۰	۰/۱۰	۰/۰۰
۱۵	۷۴/۶/۳۰	۹/۵۰	۱/۸۳	۰/۰۰	۰/۱۴	۰/۰۰

عدم تنوع کاربری اراضی این حوزه آبخیز بوده است. این نتایج با یافته‌های راولز و مک‌کوئین [۲۶]، NEH-4 و کلمبو و سرفتی [۱۲] مبنی بر توصیه استفاده از مدل SCS در مناطق خشک و تنوع کم اراضی مطابقت دارد. در حوزه‌ی آبخیز درجزین میزان ضریب تبیین بسیار پایین و غیر قابل قبول است. دلیل این موضوع را می‌توان در بزرگی حوزه آبخیز و عدم توانایی رگبار در پوشش کامل منطقه و تغییرات زمانی شدت و مدت رگبار جستجو نمود که با

چندان مناسبی حاصل نشده است. این امر احتمالاً به دلیل مرطوب بودن اقلیم این حوزه‌ی آبخیز و جنگلی بودن پوشش آن می‌باشد که با اظهارات وودوارد [۳۳]، هوکینز [۱۵ و ۱۶] NEH-4 و موزیک [۲۰] مبنی بر کاربرد مدل SCS در نواحی خشک و نیمه خشک هم خوانی دارد. در حوزه‌ی آبخیز خانمیرزا با وجود زیاد بودن وسعت از نظر رتبه بندی میزان تبیین بعد از حوزه‌ی آبخیز امامه قرار گرفته است که این امر به احتمال زیاد به دلیل خشک بودن اقلیم و یا

جدول ۷ - ارتفاع روانآب برآورده شده با استفاده از مقادیر واسنجی شده CN در حوزه‌ی آبخیز در جزین

ردیف	تاریخ رگبار	مقدار بارش (میلی متر)	روز پیشین (میلی متر)	رطوبت گروه	CN	واسنجی شده CN	لحوظ CN واسنجی شده با لحاظ خواب فصل CN=۱/۱۳۳+(رطوبت پیشین)۴۹/۲۷ و $\alpha=0/۰۲$ (میلی متر) و $\alpha_{جید}=0/۰۰$ (میلی متر)	روانآب برآورده شده با	روانآب برآورده شده با
I	۱	۶۳/۲/۲۰	۱۰/۲۰	۱۸/۰۰	۵۵/۰۰	۳۴/۸۸	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
	۲	۶۵/۲/۱۴	۷/۲۰	۱۸/۰۰		۳۴/۸۸			
	۳	۷۰/۲/۲۱	۹/۳۰	۱۳/۹۰		۳۰/۲۹			
	۴	۷۴/۲/۴	۸/۹۰	۰/۰۰		۱۴/۷۶			
	۵	۷۴/۳/۱۷	۵/۳۰	۰/۰۰		۱۴/۷۶			
	۶	۷۴/۵/۲۴	۸/۷۰	۰/۰۰		۱۴/۷۶			
	۷	۷۴/۶/۳۰	۹/۵۰	۱۴/۲۰		۳۰/۶۳			
	۸	۶۶/۱۰/۱۸	۸/۴۰	۲۰/۰۰	۷۴/۰۰	۶۳/۸۵	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
	۹	۶۶/۱۱/۱۶	۸/۶۰	۱۴/۰۰		۵۶/۲۵			
	۱۰	۷۱/۸/۲۱	۱۷/۳۰	۱۸/۲۰		۶۱/۵۷			
	۱۱	۷۱/۱۱/۱۴	۱۷/۲۰	۱۴/۰۰		۵۶/۲۵			
	۱۲	۷۱/۱۲/۱۷	۱۰/۱۰	۱۴/۱۰		۵۶/۳۸			
	۱۳	۷۱/۱۲/۲۳	۱۴/۳۰	۲۰/۰۰		۶۳/۸۵			
	۱۴	۷۳/۱۱/۳۰	۱۰/۸۰	۲۵/۰۰		۷۰/۱۸			
	۱۵	۷۳/۱۲/۲۱	۹/۹۰	۱۷/۰۰		۶۰/۰۵			

جدول ۸ - مقدار بارش، ارتفاع روانآب برآورده شده و مشاهده‌ای و ضریب واسنجی شده شاخص حداکثر ذخیره مدل در حوزه‌ی آبخیز خانمیرزا

ردیف	تاریخ رگبار	ارتفاع بارش (میلی متر)	ارتفاع روانآب	مشاهده‌ای (میلی متر)	ضریب α (میلی متر)	ارتفاع روانآب برآورده شده با لحاظه α جدید (میلی متر)	ارتفاع روانآب جدید α	ارتفاع روانآب برآورده شده با لحاظه α جدید (میلی متر)
۱	۷۳/۸/۱۴	۳۳/۰۰	۰/۲۲	۰/۰۰	۰/۳۵	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۲	۷۴/۲/۳	۲۸/۳۰	۰/۲۲	۰/۰۰	۰/۱۷	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۳	۷۴/۱۲/۱۷	۲۱/۰۰	۰/۳۸	۴/۰۶	۰/۵۰	۰/۰۰	۰/۰۰	۰/۰۰
۴	۷۴/۱۲/۲۲	۳۹/۳۰	۰/۹۱	۴/۱۶	۰/۳۰	۱/۵۴	۰/۰۰	۰/۰۰
۵	۷۷/۱/۹	۵۴/۳۰	۲/۸۰	۰/۷۳	۰/۱۴	۲/۷۲	۰/۰۰	۰/۰۰

اینکه حتی پس از واسنجی ضرایب مدل اختلاف بین روانآب‌های مشاهده‌ای و برآورده شده در هر چهار حوزه آبخیز بالا بود اقدام به واسنجی مقادیر CN به دست آمده از روش NEH-4 [۲۱] در هر چهار حوزه گردید. نتایج نشان دهنده بیش تر بودن شماره‌ی منحنی محاسبه شده به روش معکوس نسبت به شماره‌ی منحنی استخراجی از جدول‌های استاندارد SCS بوده است که این نتیجه با یافته‌های کمار

تأکیدات ویلیام و لزار [۳۲]، رالیسن [۲۵]، سیمناتن و همکاران [۲۹] و آخوندی [۱] مبنی بر کاهش دقت برآورده مدل با افزایش سطح تأیید می‌شود. احتمالاً عدم لحاظ سایر خصوصیات اصلی بارش دلیل دیگر عدم توانایی مدل SCS در برآورده روانآب در حوزه‌های آبخیز کسیلیان و در جزین بوده است که با ایده‌های پنک و هوکینز [۲۳] و صادقی و همکاران [۲۷] نیز تأیید می‌گردد. در این پژوهش با توجه به

جدول ۹ - ارتفاع رواناب برآورده شده با استفاده از مقادیر واسنجی شده CN در حوزه آبخیز خانمیرزا

ردیف	تاریخ رگبار	مقدار بارش (میلی متر)	روز پیشین (میلی متر)	رطوبت گروه	CN	CN واسنجی شده		لحوظ CN واسنجی شده با لحوظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0/2$ (میلی متر)	رواناب برآورده شده با لحوظ CN واسنجی شده و جدید (میلی متر)		
						CN=1/۱۳۳ (رطوبت پیشین) + ۴۹/۲۷ فصل خواب					
						CN=۰/۰۰ (رطوبت پیشین) + ۲۸/۰۰ فصل رشد					
۱	۷۳/۸/۱۴	۳۳/۰۰	۰/۰۰	I	۵۵/۰۰	۳۸/۵۳	۶/۴۶	رواناب برآورده شده با لحوظ CN واسنجی شده و $\alpha = 0/2$ (میلی متر)	۰/۰۰		
	۷۴/۲/۳	۲۸/۳۰	۸/۵۰			۶۹/۸۵	۰/۳۵		۰/۷۸		
۲	۷۴/۱۲/۱۷	۲۱/۰۰	۳۰/۵۰	II	۸۸/۰۰	۷۷/۱۴	۰/۴۳	رواناب برآورده شده با لحوظ CN واسنجی شده و جدید (میلی متر)	۰/۰۰		
۳	۷۴/۱۲/۲۲	۳۹/۳۰	۱۶/۵۰	III	۷۴/۰۰	۵۹/۴۱	۰/۱۲		۰/۰۰		
۴	۷۷/۱/۹	۵۴/۳۰	۲۸/۰۰			۷۳/۹۷	۱۰/۵۴		۱۳/۳۱		

منابع

- ۱- آخوندی، ا. ۱۳۸۰. بررسی مدل شماره منحنی در برآورد سیل با استفاده از سیستم های اطلاعات جغرافیایی، پایان نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس، ۹۴ ص.
- ۲- بهبهانی، س.م.ر. ۱۳۸۰. هیدرولوژی آب های سطحی، انتشارات دانشگاه تهران، صفحات ۲۲۱-۲۵۰.
- ۳- خوجینی، ع.و. ۱۳۷۷. بررسی شماره منحنی روش SCS در برآورد عمق رواناب و دبی اوج در حوزه های آبخیز سلسله جبال البرز، مجله پژوهش و سازندگی، جلد ۳۸، ۲۰-۲۷.
- ۴- ملکیان، آ. ۱۳۸۱. بررسی و ارزیابی کارایی و واسنجی روش شماره منحنی در برآورد رواناب، پایان نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران، ۱۷۹ ص.
- ۵- موحد دانش، ع.ا. ۱۳۶۸. مقدمه ای بر هیدرولوژی، انتشارات عمیدی، جلد سوم، صفحه ۵۴.
- ۶- نایب عباسی، م. ۱۳۷۲. بررسی روابط و تعیین شماره منحنی جهت برآورد رواناب سطحی در حوزه امامه، پایان نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس، ۱۲۳ ص.
- ۷- نحوی، م. ۱۳۷۱. تعیین شماره منحنی حوزه آبخیز کسیلیان به روش شماره منحنی، پایان نامه کارشناسی ارشد آبیاری، دانشکده کشاورزی، دانشگاه تربیت مدرس، ۱۹۵ ص.
- ۸- نساجی زواره، م. ۱۳۷۸. مقایسه دبی های حداقل سیل از روش های شماره منحنی و کوک، پایان نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس، ۱۳۱ ص.
- ۹- وحیدی اصل، م.ق. ۱۳۸۰. آمار ریاضی، مرکز نشر دانشگاهی تهران، صفحه ۹۸

و همکاران [۱۷] نیز مطابقت دارد. از این رو بر اساس توصیه وودوارد و کرونی [۳۴]، موزیک [۲۰]، تیتمارش و همکاران [۳۰] و صادقی و همکاران [۲۷] مقدار CN با توجه به مجموع بارش پنج روز پیش و همچنین رواناب مربوط محاسبه و برای اجرای دوباره مدل مورد استفاده قرار گرفت. نتایج استفاده از مقادیر جدید شماره منحنی هم چنان دلالت بر تبیین پائین بین رواناب مشاهده ای و برآورد شده داشت. از آنجایی که این وضعیت تقریباً در هر چهار حوزه به همین گونه است می توان این چنین برداشت کرد که ضریب تبیین بین بارش پنج روز قبل و شماره منحنی در این حوزه های آبخیز پائین می باشد و بارش پنج روز پیش در مورد هر رگبار خاص باید به گونه ای جداگانه بررسی شود. ضمن اینکه ثابت بودن و تأیید در لحوظ مجموع بارندگی های رخ داده در پنج روز پیشین یکی از دلایل احتمالی عدم تطابق نتایج برآورد شده مدل SCS با مقادیر مشاهده ای است. در این ارتباط نقش تعیین کنندگی مقادیر بارش پیشین در تعداد روزهای کم تر یا بیش تر از پنج روز بر تولید رواناب توسط هوکینز [۱۶]، اسپرین و رنارد [۲۲]، وودوارد و کرونی [۳۴]، سیلورا و همکاران [۲۸]، صادقی و همکاران [۲۷]، واکر و هوکینز [۳۱]، ملکیان و همکاران [۱۸]، بهویان و همکاران [۱۱] و پیاسی و سینگ [۲۴] مورد تأیید قرار گرفته است. با توجه به نتایج به دست آمده در پژوهش حاضر می توان جمع نمود که استفاده از مدل SCS بدون واسنجی در مناطق خارج از تهیه آن به هیچ وجه توصیه نمی شود. همچنین با توجه به خطای برآورد شده محاسبه شده در حالات گوناگون در حوزه های آبخیز مورد مطالعه حساسیت مدل یاد شده به تغییرات ضریب شاخص حداقل ذخیره به مراتب بیش تر از تغییرات شماره منحنی بوده است. از طرفی استفاده از یک مقدار میانگین و یا میانه برای ضریب شاخص حداقل ذخیره از دقت برآورد رواناب کاسته و از این رو تهیه ای معادله های پیاپی و مبتنی بر براورد ضریب یاد شده بر اساس ویژگی های بارش و یا شرایط محیطی برای ارتقای دقت مدل یاد شده توصیه می شود. همچنین استفاده از تعداد بیش تر رگبارها و تعیین دقیق ویژگی های آنها و ارزیابی روش پیشنهادی در سایر حوزه های آبخیز از دیگر پیشنهادهای منتج از این پژوهش می باشد.

- 7.2-10.25.
- 22- Osborn, H.B., and Renard, K.G. 1982. Soil moisture levels and probabilities, *Journal of Irrigation and Drainage Engineering*, 109(2): 285-288.
- 23- Ponce, V.M. and Hawkins, R.H. 1996. Runoff curve number: has it reached maturity, *Journal of Hydrologic Engineering*, 1(1): 11-19.
- 24- Pyasi, S.K. and Singh, J.K. 2005. Impact of rainfall factor on sediment yield prediction Model for Naula Watershed of Ramganga Reservoirs, In: Proceedings of National Conference Watershed Management for Sustainable Production, Livelihood and Environmental security, May 19-21: 74.
- 25- Rallison, R.E. 1980. Origin and evaluation of the SCS runoff equation, In: Proceedings of the Symposium on Watershed Management 80, Idaho, USA:238-246.
- 26- Rawls, J.W. and McCuen, R.H. 1980. Comparison of method for determining urban runoff Curve Number, Meeting American Society of Agricultural Engineers, Illinois, USA: 327-335.
- 27- Sadeghi, S.H.R, Singh, J.K. and Das, G. 2000. Rainfall - runoff relationship for Amameh watershed in Iran, In: Proceedings of International Conference on Integrated Water Resources Management for Sustainable Development, India: 796-804.
- 28- Silviera, L., Charbonnier, F. and Genta, J.L. 2000. The antecedent soil moisture condition of the curve number procedure, *Hydrological Science Journal*, 45(1):3-12.
- 29- Simanton, J.R., Hawkins, R.H. and Mohseni Saravi, M. 1996. The relationships between watershed area and curve number, *Transactions of the ASAE*, 39(4):1391-1394.
- 30- Titmaresh, G.W., Cordey, I. and Pilgrim, D.H. 1995. Calibration procedure for rational and SCS design flood method, *Journal of Hydraulic Engineering*, 121(1):127-132.
- 31- Walker, S.E. and Hawkins, R.H. 2003. Application of the SCS curve number method to 10- Bales, J. and Betson, R.P. 1981. The curve number as a hydrologic index, In: Proceeding International Symposium on Rainfall-Runoff Modeling, Mississippi State University: 371-386.
- 11- Bhuyan, S.J., Banasik, W.J., North, C., Jiang, N., Yuan, Y. and Mitchell, J.K. 2003. Application of the SCS curve number method to mildly-sloped watersheds, *Journal of Hydrology*, 4(2): 24-32.
- 12- Colombo, R. and Sarfatti, P. 1994. Hydrological analysis of two sub-catchments of the Mareb River, *Water Resources Research*, 36(5):1132-1135.
- 13- Das, G. 2000. Hydrology and soil conservation engineering, Prentice Hall of India, Pp 70-75.
- 14- Hauser, V.L. and Jones, O.R. 1991. Runoff curve number for the southern high plains, *Transactions of the ASAE*, 34(1):41-45.
- 15- Hawkins, R.H. 1978. Hydrology and water resources in Arizona and the Southwest, 8:53-64.
- 16- Hawkins, R.H. 1985. Runoff probability, storm depth and curve number, *Journal of Irrigation and Drainage Engineering , ASCE*, 3(4): 256-263.
- 17- Kumar, P., Kudrat, K. and Bubbar, S. 1994. Simulation of SCS runoff curve number from digital remote sensing data, In: Proceedings of International Conference on Land Resources Management, India: 115-123.
- 18- Malekian, A., Mohseni Saravi, M. and Mahdavi, M. 2003. Modified soil Antecedent Moisture condition for Curve Number Method, Available at at: http://www.article.pubs.nrc-nrc.gc.ca/ppv/RPViewDochandler_=HandleInitialGet&journal=cjce&volume=25&
- 19- Mishra, S.K., Kumar, S.R. and Singh V.P. 1999. Calibration and validation of a general infiltration model, *Hydrological Processes*, 13(11): 1691-1718.
- 20- Muzik, I. 1993. Applicability of the modified SCS runoff prediction method to small catchment in Thailand, IAHS publication, 216:195-201.
- 21- National Engineering Handbook, Section 4 (NEH-4). 1986. US Department of Agriculture, p

- Investigation of curve number procedure, Journal of Irrigation and Drainage Engineering, 117(6):911-917.
- 35-Woodward, D.E. and Hawkins, R.H. 2002. Runoff curve number method, examination of the initial abstraction ratio, Journal of Irrigation and Drainage Engineering, ASCE, 125(7):121-128.
- 36- Yuan, Y.P. 2000. Tile drained watershed SCS curve number model, Ph.D. Dissertation, University of Illinois at Urbana-Champaign: 234p.
- mildly sloped watersheds, Available at: <http://www3.bae.ncsu.edu/Regional-Bulletins/Modeling-Bulletin/paper98-draft1.html> - 76k
- 32- William, K.H. and Lasear, K.S. 1976. Runoff curve numbers determined by three methods under conventional and conservation tillage, Transactions of the ASAE, 36(1): 57-63.
- 33- Woodward, D.E. 1973. Runoff curve number for semi-arid range and forest condition, Transactions of the ASAE, USA:165-176.
- 34- Woodward, D.E. and Cronshay, R. 1991.