

آنالیز منطقه‌ای جریان‌های کم در حوزه‌های آبخیز استان تهران^۱

مسعود سمیعی^۲ محمد مهدوی^۳ بهرام ثقفیان^۴ محسن محسنی ساروی^۵

چکیده

در طراحی و اجرای پروژه‌های آبی کوچک در کشور عمدتاً به برآورد سیل توجه شده و به مساله خشکسالی در برنامه ریزی منابع آب کمتر اهمیت داده شده است. در این تحقیق برای برآورد جریان کم با تداوم ۳۰ روزه در حوزه‌های آبخیز در استان تهران تعداد ۱۲ ایستگاه هیدرومتری که دارای شرایط مناسب از نظر طول دوره آماری بودند، انتخاب شد. سپس آمار دبی حداقل ۳۰ روزه ایستگاه‌های منتخب استخراج شد و مقادیر جریان کم در دوره بازگشت‌های مختلف تعیین گردید. به منظور تعیین حوزه‌های آبخیز همگن ۱۹ پارامتر موثر در رژیم جریان کم مانند پارامترهای مورفومتری، اقلیمی و زمین شناسی به وسیله سیستم اطلاعات جغرافیایی برآورد گردید. با استفاده از روش آماری تجزیه و تحلیل عاملی از بین ۱۹ پارامتر موثر در رژیم جریان کم که کمترین همبستگی را با هم نشان دادند، انتخاب شدند. این عوامل به ترتیب اهمیت شامل مساحت، بارش متوسط سالانه، متوسط وزنی نفوذ پذیری ناچیز و شیب متوسط حوزه بودند که ۹۹/۳۶ درصد از تغییرات در داده‌های اصلی را توضیح می‌دهند. سپس مناطق همگن هیدرولوژیک با استفاده از روش تجزیه و تحلیل خوشه‌ای مشخص گردید. در ادامه، تحلیل منطقه‌ای به روش‌های رگرسیون چندگانه و شاخص جریان کم برای مناطق همگن و کل منطقه صورت گرفت. در نهایت به منظور مقایسه و ارزیابی صحت و کارایی مدل‌های برآوردی اطلاعات چهار ایستگاه شاهد مورد استفاده قرار گرفت و مقادیر دبی با دوره بازگشت‌های مختلف بر اساس مدل‌های منطقه‌ای و با مقادیر متکی بر ایستگاه‌های شاهد مقایسه گردید. نتایج نشان می‌دهد که در منطقه مورد مطالعه، روش رگرسیون چند متغیره دقیقتر از روش شاخص جریان کم می‌باشد. این نتایج با نتایج عمده تحقیقات همخوانی دارد.

واژه‌های کلیدی: تحلیل منطقه‌ای، جریان کم، تحلیل فراوانی، تجزیه و تحلیل عاملی، تجزیه و تحلیل خوشه‌ای.

^۱ - تاریخ دریافت: ۸۱/۱۲/۲۱، تاریخ پذیرش: ۸۷/۱۰/۲۹

^۲ - کارشناس ارشد مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری (E-mail: massamiee@yahoo.com)

^۳ - استاد دانشکده منابع طبیعی دانشگاه تهران

^۴ - دانشیار مرکز تحقیقات حفاظت خاک و آبخیزداری

^۵ - دانشیار دانشکده منابع طبیعی دانشگاه تهران

مقدمه

برآورد جریان کم در مناطق با آمار محدود یا فاقد آمار یکی از مسایل مهم در برنامه‌ریزی منابع آب است. یک مسئله اساسی در تحلیل منطقه‌ای جریان کم، تخمین دبی با دوره بازگشت‌های مختلف است، که بر اساس روابط منطقه‌ای صورت می‌گیرد. تعیین حوضه‌های همگن از نظر هیدرولوژیکی با استفاده از پارامترهای مورفولوژی، اقلیمی و شاخص زمین‌شناسی موثر بر واکنش هیدرولوژیک و برآورد و آزمون روابط منطقه‌ای جریان‌های کم با تداوم‌های مختلف و با دوره بازگشت‌های مختلف مسئله اساسی این مقاله است. آب از طرفی عامل ایجاد سیل و در پی آن خسارات مالی و جانی فراوانی می‌شود و از طرف دیگر کمبود آن (خشکسالی) باعث نابودی و تغییر اساسی در اکوسیستم‌ها می‌شود. کاهش آثار خشکسالی نیاز به برنامه‌ریزی و تحلیل پیش‌بینی این پدیده دارد. جهت نیل به این هدف داشتن شناخت دوره‌های خشکسالی بخصوص در مناطق خشک، برآورد شدت خشکسالی و شناخت عوامل موثر بر جریان‌های کم لازم می‌باشد (۵). مطالعات محدودی در زمینه تحلیل منطقه‌ای جریان‌های کم در سراسر جهان و ایران نسبت به جریان‌های سیلابی صورت گرفته است.

بیشتر مطالعات نشان داده است که برآوردهای جریان کم مشکل‌تر از سایر جریان‌ها می‌باشد (۱۴). ویژگی‌های جریان‌های کم با ویژگی‌های حوضه آبخیز و متغیرهای آب و هوایی مرتبط است. عمده ویژگی‌های حوضه و آب و هوایی اثرگذار بر جریان کم عبارتند از: مساحت، بارش متوسط سالیانه، شیب رودخانه، شیب حوضه، فرکانس رودخانه یا تراکم زهکشی، درصد سطح دریاچه‌ها و نواحی جنگلی، شاخص‌های ژئولوژی و خاک، طول رودخانه اصلی، شکل حوضه و محیط آبخیز و ارتفاع متوسط حوضه (۱۳). رابطه بین جریان رودخانه و پارامترهای توپوگرافی، آب و هوایی، زمین‌شناسی و ژئومورفولوژی برای بیشتر مناطق ایجاد شده است (۹).

تامی و دورانز^۱ (۱۹۹۶) با مطالعه بر روی ۱۲۸ ایستگاه در ایالت آلابامای آمریکا دریافتند که توزیع لوگ پیرسون نوع ۳ می‌تواند برای مدل منطقه‌ای جریان‌های کم مورد استفاده قرار گیرد. طول متوسط آماردر آن تحقیق ۲۲ سال بود (۱۰). زارعی (۱۳۷۶) با مطالعه ۱۸ ایستگاه در استان مازنداران توزیع لوگ پیرسون نوع سوم را به‌عنوان بهترین توزیع برای تداوم‌های مختلف معرفی کرده‌اند (۳).

مطالعه‌ای در ویرجینای غربی توسط رانر و فیری^۲ (۱۹۷۰) نشان داده که حداقل جریان ۷ روزه با دوره بازگشت ۱۰ ساله در حوضه اوهایو با ۵ پارامتر مساحت حوضه آبخیز، ارتفاع متوسط، درصد پوشش جنگلی، شاخص خاک و متوسط بارش برف سالانه ارتباط معنی‌داری دارد (۱۳).

رایت^۳ (۱۹۷۴) یک مدل منطقه‌ای جریان کم برای جنوب شرقی انگلستان به دست آورد که در آن رابطه‌ای بین حداقل جریان متوسط ماهانه در سال و پارامترهای مساحت حوضه، بارش متوسط سالیانه، شاخص زمین‌شناسی، متوسط بارش تابستانه، متوسط بارش زمستانه (اکتبر تا مارس) برقرار شد (۱۴). وگل^۴ (۱۹۹۲) در ۲۳ آبخیز در غرب ماساچوست رابطه جریان کم را با ویژگی‌های حوضه آبخیز برقرار کرد و در مدل نهایی مساحت حوضه (A)، شیب متوسط حوضه (S) و ثابت بازگشت جریان پایه (Kb) را به کار برد (۱۵).

مارتینو^۵ و همکاران (۱۹۹۶) در مناطق مرطوب پورتوریکو^۱ رابطه بین جریان‌های حداقل ۷ روزه با دوره بازگشت ۱۰ و ۳۰ ساله و جریان ۷ روزه با دوره بازگشت ۲ ساله را با ویژگی‌های حوضه مرتبط دانسته و در مدل نهایی تراکم زهکشی، نسبت طول انشعابات به طول آبراهه اصلی، درصد مساحت با شیب شمالی و شیب متوسط حوضه بکار

۱-Tomie & Durrans

۲-Runner & Fery

۳-Wright

۴-Vogel

۵-Martino

۶-Puerto-Rico

حوزه‌های آبخیز مورد مطالعه بین $35^{\circ} 14'$ تا $36^{\circ} 17'$ عرض شمالی و $50^{\circ} 14'$ تا $53^{\circ} 6'$ طول شرقی قرار گرفته است. این استان از شمال به رشته کوه‌های البرز و از جنوب به استان قم از شرق به استان سمنان و از غرب به استان قزوین محدود می‌شود. رشته کوه‌های البرز با جهت شرقی همانند دیواری بلند این استان را از حوزه‌های شمالی آن یعنی گیلان و مازندران جدا می‌کند، شکل (۱) منطقه مورد مطالعه را نشان می‌دهد.

تعیین محدوده زیر حوزه آبخیز هر ایستگاه و استخراج ویژگی‌های فیزیوگرافی

منطقه مورد مطالعه به دوازده زیر حوزه تقسیم بندی شد و سپس در هر زیر حوزه عوامل موثر در رژیم آبی انتخاب شد. مقادیر این پارامترها در جدول (۱) آمده است.

به دست آوردن سری زمانی ۳۰ روزه

جریان کم سالیانه را می‌توان به صورت کمترین جریان متوسط روزانه در طول یک سال تعریف کرد ولی معمولاً جریان‌های کم روزانه تحت تاثیر بالا دست هستند. برای رفع این مشکل جریان کم سالانه به صورت کمترین جریان کم متوسط در چند روز پیاپی از قبیل ۳۰، ۶۰، ۹۰ و روز در طول یک سال تعریف می‌شود یعنی جریان کم d روزه (یا تداوم d روزه) در یک سال کمترین مقدار میانگین‌های متحرک d روزه جریان‌های روزانه در آن سال است. اصولاً در مطالعات جریان کم از دبی‌های ۷ روزه استفاده می‌شود ولی به علت اینکه در منطقه مورد مطالعه دبی‌های ۷ روزه مقادیری نزدیک به صفر دارند، به این دلیل از میانگین متحرک ۳۰ روزه در این مقاله استفاده شده است (جدول ۲).

تعیین توزیع آماری مناسب

در مرحله اول انتخاب مناسب‌ترین تابع توزیع احتمال منطقه‌ای در حوزه‌های آبخیز مورد مطالعه در هر یک از ۱۲ ایستگاه هیدرومتری صورت گرفت. هر سری آماری به هریک از هفت تابع توزیع (ذکر شده در جدول ۳) مورد تحلیل قرار گرفته و از آزمون میانگین انحراف نسبی برای انتخاب بهترین برازش استفاده گردید، به طوری که به کمترین مقدار انحراف نسبی نمره یک و به بیشترین مقدار

رفت (۱۲). یو^۱ و همکاران (۲۰۰۲) مدل‌های رگرسیونی را برای ۳۴ ایستگاه در جنوب تایوان به دست آوردند و در رابطه به دست آمده، مساحت آبخیز، شیب حوزه و ضریب بازگشت به کار رفته است. این ۳۴ حوزه به ۳ منطقه همگن تقسیم شد (۱۸). والت مایر^۲ (۲۰۰۲) بر روی ۴۰ و ۵۰ ایستگاه هیدرومتری در دو منطقه در نیومکزیکو عوامل مساحت، بارش متوسط سالیانه و شیب متوسط حوزه را در مدل‌های رگرسیونی برای جریان کم ۴ روزه با دوره بازگشت ۳ سال به دست آورد (۱۶). وارنر^۳ و همکاران (۲۰۰۳) با استفاده از ۱۹ ایستگاه هیدرومتری در پورتوریکو دو مدل رگرسیونی برای برآورد جریان کم ۷ و ۳۰ روزه با دوره بازگشت ۱۰ سال به دست آوردند که عوامل آن شامل مساحت، شیب متوسط حوزه و نسبت طول انشعاب به طول آبراهه اصلی بود (۱۷). موسوی (۱۳۷۸) توزیع لوگ پیرسون نوع سوم را برای جریان‌های کم ۷ و ۱۹ روزه در ۱۹ ایستگاه در حوزه آبخیز دریاچه نمک به عنوان بهترین توزیع معرفی کرد. بر اساس شش متغییر مساحت، بارندگی متوسط سالیانه، ارتفاع حداقل، ضریب گراولیسوس، درصد متوسط وزنی سازندهای نفوذپذیر و تراکم آبراهه، تجزیه و تحلیل خوشه‌ای انجام دادند و سه گروه همگن به دست آورد (۶). زارعی (۱۳۷۶) در منطقه مازندران برای ارزیابی روش‌های تحلیل منطقه‌ای که از روش رگرسیون و شاخص جریان کم استفاده کرد نشان داد که روش استفاده از رگرسیون چند متغییره برای ایجاد رابطه بین جریان کم و با یک دوره بازگشت خاص و ویژگی‌های حوضه، ساده‌ترین و دقیق‌ترین روش تحلیل منطقه‌ای جریان کم در منطقه مورد مطالعه است. همچنین در رابطه بین جریان حداقل با دوره بازگشت ۱۰ ساله عامل مساحت به کار برده شده است (۳).

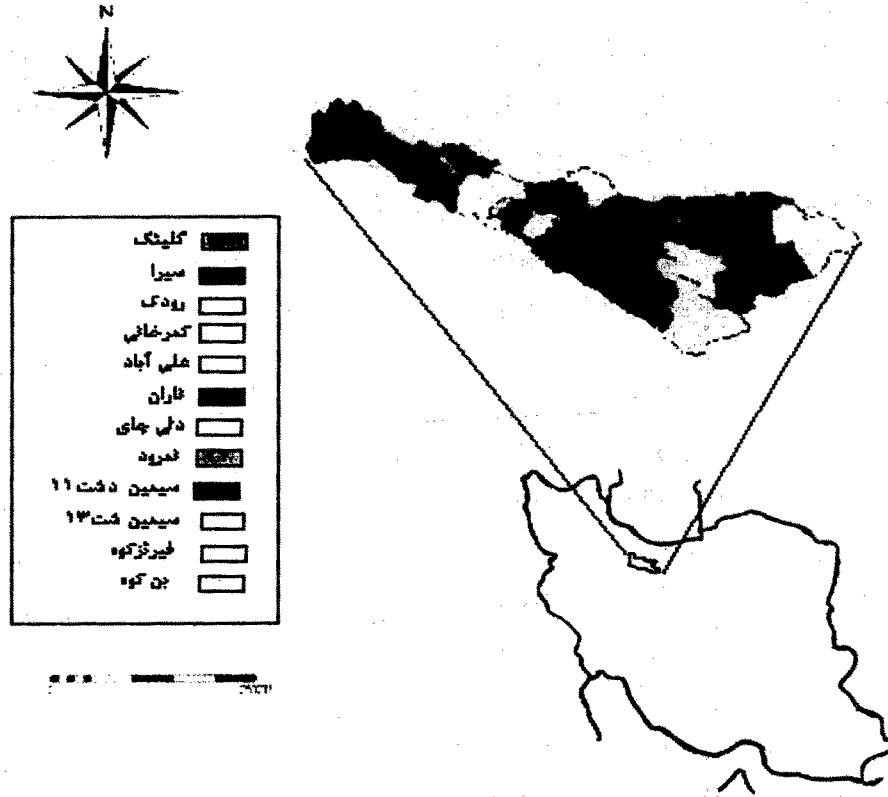
مواد و روش‌ها

ویژگی‌های منطقه مورد مطالعه

۱. Yue

۲. Waltmeyer

۳. Warner



شکل ۱- منطقه مورد مطالعه

جدول ۱- ویژگی‌های حوزه‌های آبخیز تا محل ایستگاه‌های آیسنجی منتخب در منطقه مورد مطالعه

رودخانه	ایستگاه	بارندگی متوسط	فاکتور شکل واحد	ضریب مورتن	ضریب شیوم	ضریب میار	ضریب گرتولپوس	تراکم زهکشی	شیب آبراهه	مجموع طول آبراهه	ارتفاع متوسط حوزه	شیب متوسط حوزه	طول آبراهه اصلی	طول حوزه	محیط	مساحت
کرج	سیرا	۵۲۸	۱.۳۹	۰/۴۴	۰/۷۵	۰/۴۱	۱/۵	۰/۷۸	۲۹/۹	۵۴۶	۲۸۸۵	۳۹/۵	۶۲	۴۰	۱۴۷/۵	۷۲۰
کرج	رودک	۵۲۵	۱.۳۹	۰/۵۱	۰/۸	۰/۵۷	۱/۳	۰/۴۹	۲۴/۲۶	۲۳۰	۲۷۳۸	۲۹	۳۰/۲۵	۳۰	۱۱۰/۳	۴۶۰/۶
طالقارود	گلپینک	۵۵۴	۱.۳۹	۰/۴۴	۰/۷۵	۰/۵۸	۱/۳	۰/۵۲	۱۶/۹	۳۷۲	۲۷۳۳	۳۱	۴۴	۴۰	۱۲۴	۷۱۲
جاجرود	علی آباد	۵۱۱	۱.۷	۰/۳۳	۰/۶۵	۰/۵۶	۱/۱۲	۰/۲۷	۲۴/۵	۵۰	۲۳۹۰	۲۵/۹	۱۲/۸	۱۷/۵	۴۸	۱۰۴/۵
لار	دلی چای	۵۷۸	۱.۴	۰/۵	۰/۸	۰/۵۷	۱/۳۱	۰/۵۷	۴۲/۱۵	۱۱۵/۵	۳۳۹۸	۲۶	۳۱	۲۰	۶۶/۷	۲۰۱/۲
امامه	کمر خانی	۵۲۴	۱.۹۹	۰/۲۵	۰/۵۶	۰/۵۵	۱/۳۲	۰/۹۶	۳۳/۸	۳۵	۲۶۵۸	۴۰	۱۸	۱۲	۲۸/۶	۳۶/۳
انچه	ناران	۵۱۱	۱.۹	۰/۲۷	۰/۵۸	۰/۵۹	۱/۲۹	۰/۷۶	۱۹/۹	۳۲/۵	۲۲۵۳	۳۰/۱۷	۱۲/۶	۱۲/۵	۳۰	۲۴/۴
حبله رود	سیمین دشت	۲۳۶	۱.۳	۰/۵۷	۰/۸۵	۰/۴۹	۱/۴	۱/۶	۱۰/۹	۳۷۰۵	۲۵۳۲	۱۶/۸	۷۵	۶۲/۵	۲۳۹	۲۲۶۵
دلی چای	سیمین دشت	۲۵۶	۱.۸	۰/۲۸	۰/۶	۰/۴۴	۱/۴۸	۰/۴۴	۱۷/۸	۶۵۹	۲۳۹۰	۱۸/۳	۴۳/۱۹	۳۳/۷	۹۵/۳	۳۲۱
حبله رود	فیروزکوه	۲۵۰	۱.۸	۰/۵۲	۰/۸	۰/۵	۱/۳۹	۱/۶۶	۸/۳	۱۰۰۰	۲۷۴۴	۱۲/۸	۳۸/۸	۳۳/۷	۱۲۱/۹	۵۹۹
نمرود	نمرود	۳۰۲	۱.۳۶	۰/۵۳	۰/۸۲	۰/۶۲	۱/۲۵	۱/۲	۱۱	۹۳۴	۲۶۴۱	۲۰/۱۹	۴۱	۳۷/۵	۱۲۳-۲	۷۵۴
حبله رود	بن کوه	۲۲۵	۱.۳۷	۰/۴۵	۰/۷۶	۰/۴۸	۱/۴۲	۱/۳۹	۱۲/۱۲	۴۶۳۲	۲۵۳۴	۱۷/۷	۱۱۰/۴	۸۵	۲۹۴	۳۳۱۲

جدول ۲- آمار دبی حداقل ۳۰ روزه در دوره آماری مورد نظر (متر مکعب بر ثانیه)

نام ایستگاه	۲۷	۲۸	۲۹	۳۰	۳۱	۳۲	۳۳	۳۴	۳۵	۳۶	۳۷	۳۸	۳۹	۴۰	۴۱	۴۲	۴۳	۴۴	۴۵	۴۶	۴۷	۴۸	۴۹	۵۰	۵۱	۵۲	۵۳	۵۴	۵۵	۵۶	۵۷	۵۸	۵۹	۶۰	۶۱	۶۲	۶۳	۶۴	۶۵	۶۶	۶۷	۶۸	۶۹	۷۰	۷۱	۷۲	۷۳	۷۴	۷۵	۷۶			
سیرا	۲/۸	۲/۸	۳/۵	۳/۵	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲	۳/۹	۳/۲		
رودک	۲/۲	۲/۲	۱/۷	۲/۵	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵	۲/۲	۲/۲	۲/۵		
گلینک	۲/۶	۳/۲	۳	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶	۲/۶
کمر خانی	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	
دلی چای	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	
ناران	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-		
سیمین دشت ۱۳	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-		
سیمین دشت ۱۱	۶/۲	۲/۲	۲/۲	۳/۲	۵/۱	۴/۹	۳/۵	۲/۷	۲/۸	۲/۸	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	۲/۹	
فیروزکوه	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	
بن کوه	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	
علی آباد	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	
نمرود	-	۱/۵	۱/۴	۱/۴	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸	۲/۸

حداقل در دوره‌های بازگشت ۲ تا ۱۰۰ سال بر اساس توزیع آماری برای کل ایستگاه‌ها استخراج گردید.

نمره ۷ داده شد. سپس نرمات داده شده برای هر توزیع جمع زده شد. بررسی نرمات به دست آمده مشخص کرد که توزیع لوگ پیرسون نوع سوم مناسب‌ترین توزیع است (جدول ۴). در نهایت دبی‌های میانگین متحرک ۳۰ روزه

جدول ۳- میانگین انحراف نسبی توزیع‌های مختلف در تحلیل جریان‌های حداقل ۳۰ روزه در منطقه مورد مطالعه

ایستگاه	زمان	اولویت	لوگ نرمال ۲	اولویت	لوگ نرمال ۳	اولویت	گاما پارامتر	اولویت	پیرسون ۳	اولویت	لوگ پیرسون ۳	اولویت	گپل	اولویت
سیرا	۲/۶۳	۶	۲/۲۱	۱	۲/۲۸	۴	۲/۲۶	۲	۲/۲۸	۴	۲/۲۷	۳	۲/۳۵	۵
رودک	۵/۹۲	۶	۳/۰۸	۳	۲/۵۹	۱	۴/۰۹	۵	۲/۶۶	۲	۲/۵۹	۱	۳/۲	۴
گلینک	۵/۷۹	۷	۳/۸۹	۴	۲/۶۷	۱	۳	۴	۲/۹۱	۳	۳/۷۲	۵	۲/۸۸	۲
کمر خانی	۲۲/۶۵	۶	۹/۰۲	۳	۸/۴۱	۱	۱۱/۴۷	۵	۸/۶	۲	۸/۴۱	۱	۱۰/۶۳	۴
دلی چای	۳/۸	۲	۴/۲۱	۴	x	۷	۴/۱۱	۳	۴/۲۴	۵	۳/۷	۱	۴/۲۱	۴
ناران	۸/۸	۴	۶/۱۹	۳	۶/۰۹	۲	۱۳	x	۱۳	۱	۱۳	۷	۱۵	۶
سیمین ۱۳	۴۰/۲۴	۶	۱۹/۶۲	۴	۱۳/۵۱	۲	۱۴/۷	۳	۱۴/۷	۳	۱۴/۱۶	۱	۱۹/۸۹	۵
سیمین ۱۱	۳/۵۸	۱	۵/۳۱	۲	۰	۷	۲۰/۳۷	۵	۱۵/۱۶	۳	۲۲/۱۹	۶	۱۹/۸	۴
فیروزکوه	۲۵/۸۷	۷	۹/۳۷	۵	۸/۸۴	۴	۷/۷۹	۲	۲۴/۱۳	۶	۸/۸۲	۳	۷/۷	۱
بنکوه	۶/۴۲	۷	۵/۷	۶	۳/۵۵	۱	۴/۳	۴	۴/۱	۳	۳/۷	۲	۴/۳۱	۵
علی آباد	۶/۱۹	۶	۸۴/۳۸	۷	۳۵/۶۶	۳	۲۶/۵۷	۲	۵۱/۸۱	۵	۲۲/۹	۱	۴۰/۷	۴
نمرود	۳/۷	۱	۶/۴۶	۴	۱۹	۵	۵/۴	۲	۳/۷	۱	۳/۷	۱	۶/۴۲	۳

جدول ۴- امتیازهای محاسبه شده برای توزیع‌های گوناگون با تداوم‌های مختلف برای منطقه مورد مطالعه

گمبل	لوگ پیرسون نوع سوم	پیرسون نوع سوم	گامای دو پارامتری	لوگ نرمال سه پارامتری	لوگ نرمال دو پارامتری	نرمال	توزیع جریان (روز)
۳۷	۲۱	۳۹	۴۰	۲۹	۴۳	۵۵	۳۰

متوسط سالیانه، تراکم زهکشی، مجموع طول آبراهه‌ها، متوسط وزنی نفوذ پذیری ناچیز و شیب متوسط حوزه انتخاب گردید (جدول ۵). در مرحله بعد آنالیز عاملی بر اساس مهم‌ترین متغیرها بر اساس ۲، ۳، ۴ و ... عامل انجام گرفت که نتیجه نشان داد ۴ فاکتور مجموعاً ۹۹/۳۶ درصد از تغییر در داده‌های اصلی را توضیح می‌دهند. بنابراین اطلاعات حول ۴ عامل خلاصه می‌گردد (جدول ۶). این چهار عامل مساحت، بارش متوسط سالیانه، متوسط وزنی نفوذپذیری ناچیز و شیب می‌باشد (جدول ۷).

تجزیه و تحلیل عاملی جهت شناخت مهم‌ترین عوامل موثر بر جریان کم

تجزیه و تحلیل عاملی برای ۱۹ متغیر ذکر شده در ۱۲ حوزه منتخب در این مطالعه انجام گرفت. با انجام تجزیه و تحلیل عاملی، ماتریس وزنی عاملی با استفاده از داده‌ها و تحلیل عامل اصلی و همچنین به‌کارگیری روش دوران واریماکس به دست آمد. آنچه در اینجا حایز اهمیت است، محدود نمودن تعداد عامل‌هاست، چرا که به تعداد متغیرها عامل ایجاد گردیده است. با کمک معیار $KMO = 0/629$ (Kaiser-Meyer-Olkin)، شش متغیر شامل مساحت، بارش

جدول ۵- تست کفایت مقدار داده‌ها در منطقه مورد مطالعه

ضریب تست کفایت مقدار داده‌ها	شیب متوسط حوزه	مساحت	تراکم زهکشی	بارندگی متوسط سالیانه	مجموع طول آبراهه‌ها	نفوذ پذیری ناچیز
شیب متوسط حوزه (درصد)	۰/۷۴۰	۰/۰۸	-۰/۴۴	-۰/۷۱۱	-۰/۲۰۹	-۰/۰۹
مساحت (Km^2)	۰/۰۸	۰/۵۴۸	-۰/۴۶۶	-۰/۱۵۵	۰/۲۷۸	-۱
تراکم زهکشی (Km/km^2)	-۰/۴۴	۰/۴۶۶	۰/۵۷۹	۰/۸۳۵	۰/۲۸۸	۰/۴۷۲
بارندگی متوسط سالیانه (mm)	-۰/۷۱۱	۰/۱۵۵	۰/۸۳۵	۰/۵۹۵	۰/۵۸۲	۰/۱۶۰
مجموع طول آبراهه (Km)	-۰/۲۰۹	۰/۲۷۸	۰/۲۸۸	۰/۵۸۲	۰/۶۴۲	-۰/۲۷۹
نفوذ پذیری ناچیز (m/s)	-۰/۰۹	-۱	۰/۴۷۲	۰/۱۶	-۰/۲۷۹	۰/۵۴۸

جدول ۶- مقادیر ریشه پنهان ماتریسی و درصد واریانس عوامل

عامل	مقادیر ویژه		کل	در صد واریانس	مقادیر تجمعی واریانس
	اولیه	درصد واریانس			
مساحت (Km^2)	۳/۸	۶۴/۱	۲/۱۵	۳۵/۸	۳۵/۸۷
بارندگی متوسط سالیانه (mm)	۱/۳	۸۶/۴	۱/۸۴	۳۰/۶	۶۶/۵۴
نفوذ پذیری ناچیز (m/s)	۰/۵۳	۹۵/۴	۱/۱۲	۱۸/۶	۸۵/۲۱
شیب متوسط حوزه (درصد)	۰/۲۳	۹۹/۳۶	۰/۸۴	۱۴/۲	۹۹/۳۶
تراکم زهکشی (Km/km^2)	۰/۰۲	۹۹/۸۵			
مجموع طول آبراهه (Km)	۰/۰۸	۱۰۰			

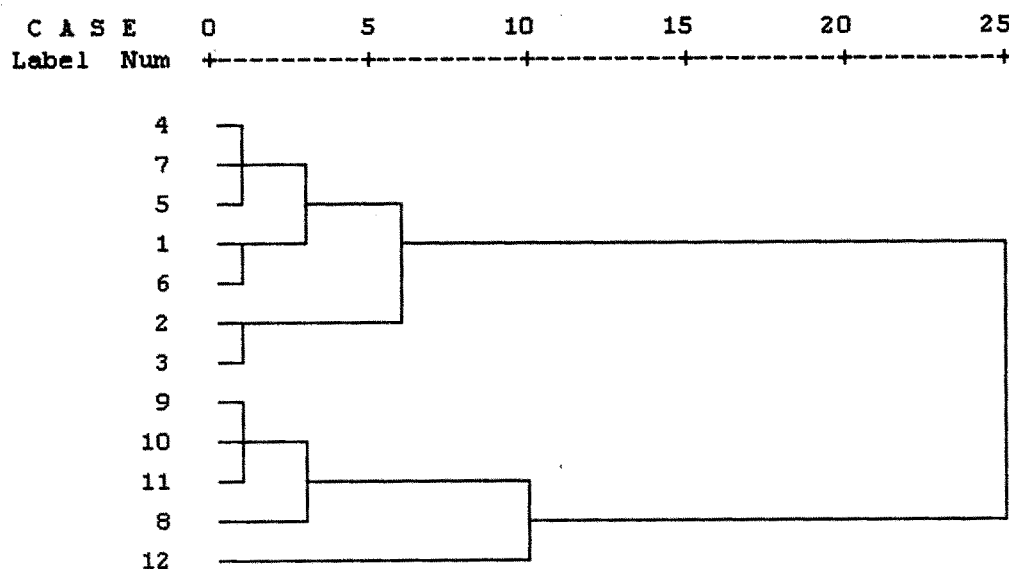
جدول ۷- ماتریسی دورانی به روش دورانی واریماکس

پارامتر	عوامل			
	۱	۲	۳	۴
شیب متوسط حوزه (درصد)	-۰/۲۸۸	-۰/۴۷۲	۰/۳۴۷	۰/۷۵
مساحت (Km^2)	۰/۹۷۴	-۰/۱۷۷	۰/۰۲	-۰/۱۲
تراکم زهکشی (Km/km^2)	۰/۲۱۳	-۰/۹۳۴	-۰/۲۰۵	-۰/۱۸۳
بارندگی متوسط سالانه (mm)	-۰/۴۵	۰/۷۶۴	۰/۱۶۱	۰/۴۱۱
مجموع طول آبراهه (Km)	۰/۹۳۴	-۲/۹۸	-۰/۰۲	-۰/۱۸
نفوذ پذیری ناچیز (m/s)	۰/۰۲	۰/۱۹۵	۰/۹۶۵	۰/۱۷۴

در نظر گرفتن حداکثر فاصله اقلیدسی ۱۲ دو گروه یا ۲ منطقه همگن حاصل می‌آید. حوزه‌هایی که در هر گروه قرار گرفتند به صورت زیر می‌باشند:

گروه همگن یک: سیرا(۱)، رودک(۲)، گلینک(۳)، علی‌آباد(۴)، دلی‌چای(۵)، کمرخانی(۶)، ناران(۷).
گروه همگن دو: سیمین دشت (دلی‌چای) (۸) و سیمین دشت (حبله رود) (۹)، فیروزکوه (۱۰)، نمرود (۱۱) و بن کوه(۱۲).

تعیین مناطق همگن با استفاده از تجزیه و تحلیل خوشه‌ای روش تجزیه و تحلیل خوشه‌ای به طریق طبقاتی تجمعی برای تعیین مناطق همگن هیدرولوژیک بر اساس ویژگی‌های ۱۲ حوزه شاخص آن انجام گردید. معیارهایی که برای گروه بندی در نظر گرفته شد شامل معیارهای نتایج تجزیه و تحلیل عاملی است که چهار عامل مساحت، بارش متوسط سالانه، متوسط وزنی نفوذ پذیری و شیب متوسط حوزه به عنوان ویژگی‌های متمایز کننده مناطق همگن استفاده شد(جدول ۷). با بررسی دندروگرام حاصل و



شکل ۲- نمونه ای از خوشه ایجاد شده براساس مساحت، بارش، متوسط نفوذ پذیری ناچیز و شیب متوسط حوزه

نتایج

مدل‌های منطقه‌ای برای برآورد دبی حداقل

در این تحقیق از روش رگرسیون چند گانه و روش شاخص کم آبی استفاده شد.

مدل‌های رگرسیون چند گانه

در تحلیل منطقه‌ای، روش رگرسیون چندگانه، عموماً برای به دست آوردن روابط بین ویژگی‌های جریان و ویژگی‌های منطقه استفاده می‌شود و مدل‌هایی به منظور برآورد جریان آرایه می‌گردد (۱، ۲ و ۴). ابتدا از طریق رگرسیون گام به گام متغیرهای انتخاب شده توسط تجزیه و تحلیل عاملی

(مساحت، بارندگی متوسط سالیانه، نفوذپذیری ناچیز و شیب متوسط حوزه) ضرایب هر یک از متغیرهای مستقل و ضریب ثابت مدل محاسبه گردید. نهایتاً دو دسته مدل ریاضی آرایه گردید که دسته اول مشتمل بر مدل‌های برآورد دبی حداقل با تداوم ۳۰ روزه و با دوره برگشت‌های ۲، ۵، ۲۵، ۱۰ و ۱۰۰ سال برای کل منطقه بدون در نظر گرفتن مناطق همگن است. (جدول ۸). دسته دوم برای ۲ گروه حوزه‌های آبخیز همگن در منطقه است که در جدول‌های (۹) و (۱۰) آرایه گردیده است.

جدول ۸- مدل‌های آرایه شده لگاریتمی رگرسیون چند متغیره جریان حداقل ۳۰ روزه کل منطقه

دوره بازگشت	مدل	Se	R ²
۲	$\ln Q = -10/2 + 1/45 \ln A + 2/46 \ln P$	۰/۲۱	۰/۹۲
۵	$\ln Q = -12/97 + 1/8 \ln A + 2/08 \ln P$	۰/۲۳	۰/۹
۱۰	$\ln Q = -13/11 + 1/68 \ln A + 2/22 \ln P$	۰/۲۴	۰/۸۹
۲۰	$\ln Q = -13/9 + 1/7 \ln A + 2/27 \ln P$	۰/۳	۰/۸۵
۵۰	$\ln Q = -13/57 + 1/5 \ln A + 2/5 \ln P$	۰/۴۳	۰/۷۸
۱۰۰	$\ln Q = -14/28 + 1/5 \ln A + 2/8 \ln P$	۰/۴۳	۰/۷۷

Q: دبی حداقل بادوره بازگشت‌های مختلف است (متر مکعب بر ثانیه) A: مساحت حوزه آبخیز (کیلومتر مربع) P: بارندگی متوسط سالیانه (میلی‌متر)
Se: انحراف استاندارد Ln: لگاریتم طبیعی

جدول ۹- مدل‌های آرایه شده لگاریتمی رگرسیون چند متغیره جریان حداقل ۳۰ روزه منطقه همگن یک

دوره بازگشت	مدل	Se	R ²
۲	$\ln Q = -3/53 + 1/26 \ln A$	۰/۲۲	۰/۹۵
۵	$\ln Q = -4/7 + 1/89 \ln A$	۰/۲۴	۰/۹۵
۱۰	$\ln Q = -54/4 + 1/28 \ln A + 1/87 \ln P$	۰/۲۳	۰/۹۸
۲۰	$\ln Q = -68/8 + 1/16 \ln A + 22/8 \ln P + 2/2 \ln S$	۰/۰۸	۰/۹۸
۵۰	$\ln Q = -4/08 + 1/55 \ln A$	۰/۳۴	۰/۸۷
۱۰۰	$\ln Q = -4/17 + 1/5 \ln A$	۰/۳۴	۰/۸۶

S: شیب متوسط حوزه

جدول ۱۰- مدل‌های آرایه شده لگاریتمی رگرسیون چند متغیره جریان حداقل ۳۰ روزه منطقه همگن دو

دوره بازگشت	مدل	Se	R ²
۲	$\ln Q = -4/28 + 1/39 \ln A$	۰/۱۲	۰/۹۷
۵	$\ln Q = -4/77 + 1/5 \ln A$	۰/۱۵	۰/۹۶
۱۰	$\ln Q = -4/95 + 1/5 \ln A$	۰/۲	۰/۹۶
۲۰	$\ln Q = -5/04 + 1/4 \ln A$	۰/۳۲	۰/۹۵
۵۰	$\ln Q = -5/02 + 1/44 \ln A$	۰/۴۴	۰/۹۲
۱۰۰	$\ln Q = -4/9 + 1/35 \ln A$	۰/۲۵	۰/۹

موقعیت مناسب حوزه (گچسروسولقان) در منطقه شناسایی گردید. به علت کم بودن ایستگاه در منطقه مورد مطالعه از دو ایستگاه دیگر از بین ۱۲ ایستگاه منتخب به منظور ارزیابی مدل‌ها استفاده گردید (سیرا و فیروزکوه). سپس مقادیر دبی با دوره برگشت‌های مختلف با توزیع لوگ پیرسون نوع سوم برای هر ایستگاه محاسبه و مقادیر ۴ عامل به دست آمده از تجزیه و تحلیل عاملی نیز برای ایستگاه‌های ذکر شده استخراج گردید. در گروه‌بندی مناطق همگن حوزه گچسر و سولقان در گروه یک جای گرفت. سپس مقادیر دبی برآوردی برای این حوزه در دوره برگشت‌های مختلف از طریق دو دسته مدل، به دست آمد. جدول (۱۱) مقادیر دبی‌های حداقل مشاهده‌ای و برآوردی را در حوزه گچسر نشان می‌دهد. مشاهده می‌شود که مقادیر برآوردی در منطقه همگن نسبت به کل منطقه به مقادیر مشاهده‌ای نزدیکتر است. در جدول (۱۲ و ۱۳) مقادیر خطای ریشه میانگین باقی‌مانده (RMSE) علاوه بر دو شاخص R^2 و Se، برای حوزه‌های فوق و بر اساس مدل‌های کلی منطقه و مدل‌های مناطق همگن در دوره بازگشت‌های مختلف آمده است. با مقایسه RMSE ایستگاه‌های شاهد در مدل مناطق همگن‌بندی شده و کلی منطقه مشخص می‌شود که مقدار خطا در مدل کل منطقه بیشتر است.

با توجه به جداول ارائه شده، در می‌یابیم که روابط ارائه شده در مناطق همگن مقادیر R^2 (ضریب تبیین) بالاتر و Se (انحراف استاندارد) کمتر نسبت به رابطه ارائه شده برای کل منطقه دارا است. با مقایسه مقادیر Se در دو دسته مدل اخیر، این طور نتیجه گرفته می‌شود که مدل‌های ارائه شده در مناطق همگن Se کمتری دارد و مدل‌های کلی منطقه مقادیر Se بالاتری دارند. در مدل‌های همگن ضریب تبیین از ۰/۹ بیشتر است. این بیانگر این است که متغیرهای مستقل وارد شده در این روابط بالاتر از ۹۰ درصد تغییرات دبی‌های کم را بیان می‌کند و تاثیر بالایی بر جریان حداقل دارند، لذا عوامل دیگر تاثیر بسیار ناچیزی در روابط به دست آمده دارند.

در مدل‌های کلی منطقه نیز در سطح ۹۵ درصد مقدار R^2 قابل قبول است که بیانگر این است که در کل منطقه نیز روابط به دست آمده معتبر است و متغیرهای در نظر گرفته شده موثر بر جریان به خوبی انتخاب شده‌اند. روش مناسب دیگر جهت ارزیابی مدل‌ها استفاده از ایستگاه‌هایی است که در تجزیه و تحلیل شرکت نکرده‌اند. برخی از محققین به این منظور داده‌های در دسترس را به دو قسمت تقسیم می‌کنند که یک قسمت برای تخمین پارامترهای مدل و قسمت دیگر به عنوان نمونه شاهد مورد استفاده قرار می‌گیرد. به این منظور علاوه بر ۱۲ ایستگاه منتخب دو ایستگاه مناسب از لحاظ طول دوره آماری و

جدول ۱۱- مقادیر دبی‌های حداقل مشاهده‌ای و برآوردی (متر مکعب بر ثانیه) در حوزه گچسر برای آزمون مدل‌ها

دوره بازگشت	مقادیر دبی (m^3/s)					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
مشاهده‌ای	۰/۲۸	۰/۴۳	۰/۵۴	۰/۷	۰/۹	۱/۲۱
برآوردی همگن ۱	۰/۳۹	۰/۴۵	۰/۵۲	۰/۵۸	۰/۷۳	۱/۰۶
برآوردی کل	۰/۲۹	۰/۳۱	۰/۳۳	۰/۳۸	۰/۴۱	۰/۷۴

جدول ۱۲- مقادیر RMSE حامل از مدل‌های برآوردی در ایستگاه‌های شاهد با تداوم ۳۰ روزه در کل منطقه در روش رگرسیون چند

متغیره

ایستگاه	دوره بازگشت					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
گچسر	۰/۲	۰/۲۳	۰/۳۶	۰/۴۱	۰/۵۱	۰/۵۳
سیرا	۰/۷۵	۰/۶۵	۰/۷۵	۰/۷۵	۰/۷۸	۱/۱
فیروزکوه	۰/۰۸	۰/۲۸	۰/۱۹	۰/۳۸	۰/۰۹	۰/۳۲
سولقان	۰/۱۴	۰/۱۸	۰/۱۲	۰/۰۵	۰/۱۴	۰/۳۲

جدول ۱۳- مقادیر RMSE برای منطقه مورد مطالعه با استفاده از مدل‌های برآوردی آن در مناطق همگن با تداوم ۳۰ روزه

ایستگاه	دوره بازگشت					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
گچسر	۰/۲	۰/۰۳	۰/۲	۰/۱۴	۰/۱۷	۰/۱۳
سیرا	۰/۱۴	۰/۱۹	۰/۰۵	۰/۰۷	۰/۹	۰/۱۳
فیروزکوه	۰/۰۳	۰/۲۷	۰/۱۲۲	۰/۰۰۷	۰/۰۵	۰/۰۶
سولقان	۰/۱۸	۰/۲۳	۰/۱۳	۰/۰۱	۰/۱۱	۰/۳۰

روش شاخص کم آبی

در این روش ابتدا نسبت‌های بی بعد کم آبی که برابر نسبت جریان‌های کم آبی ۳۰ روزه با دوره بازگشت مختلف به کم آبی ۳۰ روزه دو ساله است، برای هر ایستگاه هیدرومتری تعیین و میانه بی بعد نسبت‌های یادشده مشخص گردید. این مقادیر در جدول (۱۴) آمده است. سپس میانه‌های بی بعد برحسب دوره‌های برگشت مربوطه بر روی کاغذ لوگ

پیرسون نوع سوم (توزیع غالب منطقه) منتقل و نقطه‌گذاری شده و منحنی فراوانی منطقه‌ای ترسیم گردید. با استفاده از منحنی مذکور می‌توان میانه‌های بی بعد را برای سایر دوره‌های بازگشت درونیابی کرد. مرحله بعدی مدل سازی برحسب مساحت حوزه بود که در جدول (۱۵) آمده است.

جدول ۱۴- نسبت دبی بادوره بازگشت‌های مختلف به دوره بازگشت ۲ ساله برای تداوم ۳۰ روزه

مناطق	دوره بازگشت					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
کل منطقه	۰/۲۸	۰/۳۵	۰/۴۲	۰/۵۱	۰/۶۵	۱
همگن یک	۰/۵۷	۰/۶۳	۰/۶۶	۰/۷۲	۰/۸۱	۱
همگن دو	۰/۱۵	۰/۲۱	۰/۲۸	۰/۳۸	۰/۵۸	۱

جدول ۱۵- مدل‌های ارایه شده به روش شاخص کم آبی برای تداوم ۳۰ روزه

R ^۲	Se	مدل	مناطق
۰/۹۶	۰/۲۳	$\text{LOG}(Q2) = 1/465 \text{ LOG}(A) - 3/531$	منطقه همگن یک
۰/۹۸	۰/۱۵	$\text{LOG}(Q2) = 1/399 \text{ LOG}(A) - 4/242$	منطقه همگن دو
۰/۸۵	۰/۴	$\text{LOG}(Q2) = 1/25 \text{ LOG}(A) - 2/721$	کل منطقه

بالاتری نسبت به مدل ارایه شده برای کل منطقه هستند. ۲- مقایسه RMSE با توجه به نتایج ایستگاه شاهد در نظر گرفته شده است. با مقایسه RMSE ایستگاه‌های شاهد در دو مدل منطقه همگن و کلی منطقه مشخص می‌شود که مقدار خطا در مناطق همگن کمتر است (جدول ۱۶ و ۱۷).

کارایی سه دسته مدل ارایه شده توسط روش شاخص کم آبی در زیرحوزه‌های مورد مطالعه به شرح زیر تحلیل می‌شود:
۱- در یک دید کلی با استفاده از ضریب تعیین و خطای استاندارد مشخص می‌شود که معادلات ارایه شده در مناطق همگن دارای خطای استاندارد کم و ضریب تعیین

جدول ۱۶- مقادیر RMSE جریان ۳۰ روزه در روش شاخص کم آبی و در کل منطقه با ایستگاه‌های شاهد

ایستگاه	دوره بازگشت					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
گچسر	۰/۲۲	۰/۳۳	۰/۴۵	۰/۵۵	۰/۶۴	۰/۶۸
سیرا	۱/۱۷	۱/۱۸	۱/۲۴	۱/۲۵	۱/۲۶	۱/۲۸
فیروزکوه	۱/۰۲۵	۱/۱۵	۱/۱۷	۱/۰۵	۱/۳۸	۱/۶۸
سولقان	۰/۹۲	۰/۹۴	۰/۷۳	۰/۵۹	۰/۱۸	۰/۴۶

جدول ۱۷- مقادیر RMSE جریان ۳۰ روزه در روش شاخص کم آبی و در منطقه همکن با ایستگاه‌های شاهد

ایستگاه	دوره بازگشت					
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲
گچسر	۰/۰۰۵	۰/۰۰۷	۰/۰۷	۰/۱۷	۰/۳۱	۰/۴۲
سیرا	۰/۲۵	۰/۲۲	۰/۰۶	۰/۱۳	۰/۲۵	۰/۲۱
فیروزکوه	۰/۰۳	۰/۰۱	۰/۰۲	۰/۰۰۷	۰/۰۷	۰/۱۶
سولقان	۰/۰۸	۰/۰۶	۰/۰۱	۰/۰۵	۰/۲۰	۰/۳۱

جدول (۱۸) نشان می‌دهد که مقادیر RMSE در روش رگرسیون چند متغیره کمتر از روش شاخص کم آبی است و روش اول نتیجه بهتری ارائه می‌دهد.

مقایسه مدل‌های آنالیز منطقه‌ای جریان‌های کم آبی در این تحقیق مقایسه دو روش رگرسیون چندگانه و شاخص کم آبی انجام گرفت. نتایج به دست آمده برای میانگین انحراف نسبی برای دو روش رگرسیون چند گانه و شاخص کم آبی در جدول (۱۸) نشان داده شده است.

جدول ۱۸- مقایسه مقادیر خطای متوسط مدل‌های شاخص جریان کم، رگرسیون چند متغیره جریان ۳۰ روزه در ایستگاه‌های شاهد در کل منطقه

ایستگاه	دوره بازگشت						روش
	۱۰۰	۵۰	۲۰	۱۰	۵	۲	
گچسر	۰/۲	۰/۲۳	۰/۳۶	۰/۴۱	۰/۵۱	۰/۵۳	رگرسیون
	۰/۲۲	۰/۳۳	۰/۴۵	۰/۵۵	۰/۶۴	۰/۶۸	شاخص کم
سیرا	۰/۷۵	۰/۶۵	۰/۷۵	۰/۷۵	۰/۷۸	۱/۱	رگرسیون
	۱/۱۷	۱/۱۸	۱/۲۴	۱/۲۵	۱/۲۶	۱/۲۸	شاخص کم
فیروزکوه	۰/۰۸	۰/۲۸	۰/۱۹	۰/۳۸	۰/۰۹	۰/۳۲	رگرسیون
	۱/۰۲۵	۱/۱۵	۱/۱۷	۱/۰۵	۱/۳۸	۱/۶۸	شاخص کم
سولقان	۰/۱۴	۰/۱۸	۰/۱۲	۰/۰۵	۰/۱۴	۰/۳۲	رگرسیون
	۰/۹۲	۰/۹۴	۰/۷۳	۰/۵۹	۰/۱۸	۰/۴۶	شاخص کم

بحث و نتیجه گیری

با توجه به بررسی‌های انجام گرفته به طور کلی در تحقیقات مختلف (۱۲، ۱۳، ۱۵، ۱۶، ۱۷، ۱۸) عوامل مساحت و شیب متوسط حوزه به عنوان مهم‌ترین عوامل موثر بر جریان کم در اکثر مدل‌ها به چشم می‌خورد. در تحقیقات از عوامل موثر بر جریان اکثراً از ویژگی‌های فیزیوگرافی حوزه استفاده شده است. در این تحقیق علاوه بر پارامترهای فیزیوگرافی، پارامترهای اقلیمی و زمین‌شناسی نیز استفاده شد، که در انجام تجزیه و تحلیل عاملی علاوه بر عوامل فیزیوگرافی، عامل اقلیمی (بارش متوسط سالیانه) و عامل زمین‌شناسی (درصد متوسط وزنی نفوذپذیری ناچیز) از عوامل موثر بر جریان شناخته شد. با توجه به نتایج تجزیه و تحلیل عاملی، مناطق همگن تعیین گردید. نتایج نشان داد که:

- ۱- توزیع لوگ پیرسون نوع سوم مناسب‌ترین تابع توزیع احتمال منطقه‌ای در حوزه‌های مورد مطالعه بود.
- ۲- عوامل موثر بر جریان کم با استفاده از تجزیه و تحلیل عاملی عبارتند از مساحت، بارش متوسط سالیانه، متوسط وزنی نفوذپذیری ناچیز و شیب متوسط حوزه که ۹۹/۳۶ درصد تغییرات اصلی را توضیح می‌دهند.
- ۳- بر اساس نتایج حاصل از تجزیه و تحلیل عاملی همگن بندی انجام شد و دو منطقه همگن به دست آمد.
- ۴- مدل‌های ارایه شده در مناطق همگن به علت تشابه

بیشتر حوزه‌ها و همبستگی بیشتر دارای ضریب تبیین بالاتر و خطای استاندارد کمتری نسبت به مدل‌های کلی منطقه هستند.

۵- در روش رگرسیون چند گانه مشاهده شد که مقادیر متوسط خطای نسبی در کل منطقه بیشتر از مناطق همگن است.

۶- مقدار خطا و برآورد دبی در روش رگرسیون چند گانه کمتر از روش شاخص کم آبی است.

۷- در مدل‌های به دست آمده مساحت عامل اصلی بود و با توجه به مقادیر R^2 بالا و Se پایین در روابط منطقه‌ای برای کلیه دوره بازگشت‌ها حتی اگر تنها عامل مساحت نیز به کار برده شود نتایج در سطح ۹۵ درصد قابل کاربرد است.

با توجه به نتایج به دست آمده در این تحقیق، پیشنهاد می‌شود:

- ۱- استفاده از سایر روش‌های همگنی و معیارهای همگنی برای افزایش اطمینان و دقت در گروه‌بندی صورت گیرد.
- ۲- استفاده از سایر ویژگی‌های مؤثر بر روی جریان، مانند درصد پوشش گیاهی یا شاخص‌های مربوط به خاکشناسی و کاربری اراضی صورت گیرد.
- ۳- دقت استخراج عوامل از طریق استفاده از نقشه‌های مقیاس بزرگتر و عکس هوایی و ماهواره‌ای بالا برده شود و سپس منطقه‌بندی و توسعه مدل انجام شود.

منابع

- ۱- افشار، عباس، ۱۳۶۸. هیدرولوژی مهندسی، دانشگاه علم و صنعت، ص ۴۵۹.
- ۲- دورنکامپ و همکاران، ۱۳۷۰. تحلیل‌های کمی در ژئومورفولوژی، ترجمه جمشید فریفته، دانشگاه تهران، ص ۳۶۸.
- ۳- زارعی، علی رضا، ۱۳۷۶. ارزیابی آنالیز منطقه‌ای جریان کم در استان مازندران، پایان نامه کارشناسی ارشد عمران، دانشگاه صنعتی اصفهان.
- ۴- سریو استاوا-کارت، ۱۳۷۰. آمار چند متغیره کاربردی، ترجمه ناصر رضا ارقامی و ابولقاسم بزرگنیا، آستان قدس رضوی.
- ۵- سمیعی، مسعود، ۱۳۸۲. آنالیز منطقه‌ای جریان کم در استان تهران، پایان نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تهران، ص ۱۱۲.
- ۶- موسوی، علی اکبر، ۱۳۷۸. بررسی و تعیین شاخص‌های هیدرولوژیک به کمک حوزه‌های آبخیز مشابه (مطالعه موردی حوزه آبخیز دریاچه نمک)، پایان نامه کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشگاه تهران.

- 7-Chang, M. & D.G.Boyer, 1977. Estimating of Low Flows Using Watershed and Climatic Parameters,Water Resources Research,vol 13,no.6:997-1001.
- 8-Chow,V.T,1964. Handbook of Applied Hydrology,MC GRAW-HILL BOOK COMPANY.
- 9-Dingman ,S.L. & S.C.Lawlor , 1995. Estimating Low Flow Quantiles from Drainage Basin Characteristics in New Hampshire and Vermont, Water Resource Bulletin,vol.31,NO.2:243-256.
- 10- Durrans , S.r & S. Tomic,1996. Regionalization of Low Flow Frequency Estimates:An Albama Case Study ,Water Resources Bulletin.vol.32,vol.32,NO.1,P:23-27.
- 11-Kroll.c.n, &j.p. Stedinger, 1999.Development of Regional Relationships with Ensored Data, Water Resources Research.35(3),P:775-784.
- 12- Martino,G.A.R, F.N.Scantena, G.S.Warner, & D.L.Civco, 1996. Statistical Low Flow Estimation Using GIS Analysis in Humid Montain Regions in Puetro Rico, Water Resource Bultain, Vol 32. No 6: 1259-1271.
- 13-Smaktin,V.U.,2001.Low Flow Hydrology :a Review, Journal of Hydrology, P:147-186.
- 14-The Task Committee of Low Flows,1980, Characteristics of Low Flows, Journal of the Hydraulics Division,P:717-731.
- 15- Vogel, R. M. & C.N. Kro ll, 1992.Regional Geohydrologic-Geomorphic Relationships for the Estimation of Low Flow Statistics,Water Resources Research,p:2451-2458.
- 16-Waltmeyer,S.D.,2002.Analysis of the Magnitude and Frequency of the 4-day Annual Low Flow and Regression Equations for Estimating the4-days,3 Year Low-flow FREQUENCY at Ungaged Sites on Unregulated Streams in New Mexico,US.Geological Survey, Water Resources Investigatios Report 01-4271.
- 17-Warner,G.S.,Garcia-Martion,R.A.,Scatena,N.F.,2003.Watershed Chracterization by GIS for Low Flow Prediction, GIS for Water Resources and Watershed Management,chapter 9.
- 18-Yue,P.S. ,P.C.Yang, & C.W.Liu, 2002, A Regional Model of Low Flow for Southern Taiwan, Hydrological Processes,P:2017-2034.

A Regional Analysis of Low Flow in Tehran Watersheds

M. Samiee¹ M. Mahdavi² B. Saghafian³ M. Mohseni Saravi⁴

Abstract

Analysis of low flow is one of the important considerations in any water resource project. Meanwhile, as a general idea it seems that flow control is more important than drought mitigation but it is necessary to pay more attention to drought problem in future projects. In this paper, available data for 12 selected watersheds were analyzed and low flows of 30 day with different return periods were calculated for each set of flow data. Also, hydroclimatic and geomorphologic parameters were considered to obtain the most effective factors on low flows which help to separate homogeneity area. The most effective factors were: area, mean annual precipitation, average weighted infiltration and average slope of the watershed which illustrate 99.36 percent of variation of data. Then homogeneity areas were identified using cluster analysis.

Meanwhile, regression and low flow indication were obtained using the data. Results were compared with data of 4 control watersheds to evaluate accuracy of the model which showed more efficiency of multivariate regression method as compared to low flow index method in different return periods.

Keywords : Regional analyses, low flow, frequency analysis, cluster analysis.

1-Senior Expert, Soil Conservation and Watershed Management Research Center (E-mail: massamiee@yahoo.com)

2-Professor, Faculty of Natural Resource University of Tehran

3-Assistant Professor, Soil Conservation and Watershed Management Research Center

4-Associate Professor, Faculty of Natural Resource, University of Tehran