

## گزارش فنی

تعیین نقش طول دوره آمار هیدرولوژیکی در پیش‌بینی سیلاب در حوزه آبخیز  
سفیدرودسامان جوانرودی<sup>\*</sup>، محمد مهدوی<sup>۲</sup> و بهارک معتمدوزیری<sup>۳</sup><sup>۱</sup> دانشجوی کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده کشاورزی و منابع طبیعی، واحد علوم و تحقیقات، دانشگاه آزاد اسلامی، <sup>۲</sup> استاد، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران و <sup>۳</sup> استادیار دانشکده کشاورزی و منابع طبیعی، واحد علوم و تحقیقات، دانشگاه آزاد اسلامی

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۴/۰۶/۱۴

تاریخ دریافت: ۱۳۹۳/۱۲/۲۲

## چکیده

به منظور تعیین نقش طول دوره آمار هیدرولوژیکی در پیش‌بینی سیلاب در حوزه آبخیز سفیدرود، اقدام به جمع‌آوری آمار و اطلاعات دبی بیشینه روزانه ایستگاه‌های هیدرومتری این حوزه آبخیز شد و ۱۷ ایستگاه هیدرومتری دارای آمار مناسب و طولانی‌مدت تر را انتخاب نموده و با در نظر گرفتن پایه زمانی مشترک، داده‌هایی که در بعضی سال‌های آماری موجود نبود، بازسازی شد. سپس آمار و اطلاعات به سری‌های آماری با طول دوره ۱۰، ۱۵، ۲۰، ۲۵، ۳۰ و بالاتر از ۳۰ ساله تقسیم شد. بعد از این کار با استفاده از نرم‌افزار Smada، در سری‌های آماری در نظر گرفته شده، اقدام به تعیین برازش توزیع‌های آماری نرمال، لوگ نرمال دو پارامتره، لوگ نرمال سه پارامتره، پیرسون نوع ۳، لوگ پیرسون نوع ۳ و گمبل شد و نیز سیلاب‌های با دوره بازگشت دو، سه، پنج، ۱۰، ۲۵، ۵۰، ۱۰۰ و ۲۰۰ ساله محاسبه شد. به وسیله نرم‌افزارهای SPSS و Excel و از طریق روش RMSE (کمینه مربعات خطا)، بهترین توزیع‌های آماری برای همه ایستگاه‌های هیدرومتری در سری‌های آماری مختلف تعیین شد. با در نظر گرفتن خطای صفر درصد برای سیلاب‌های پیش‌بینی شده با استفاده از سری‌های با طول دوره آماری بلندمدت (بالاتر از ۳۰ ساله) در دوره بازگشت‌های مورد نظر در این تحقیق (به صورت فرضی برای مقایسه سری‌های کوتاه‌مدت‌تر)، و مقایسه آن با سیلاب‌های پیش‌بینی شده با سری‌های با طول دوره آماری کوتاه‌مدت‌تر، خطای برآورد سیلاب برای همه ایستگاه‌های هیدرومتری حوزه آبخیز سفیدرود محاسبه شد. به طور کلی می‌توان گفت که با افزایش طول دوره آماری، دقت پیش‌بینی‌ها در بیشتر ایستگاه‌های هیدرومتری مختلف در حوزه آبخیز سفیدرود، افزایش می‌یابد و استفاده از آمار کوتاه‌مدت مخصوصاً برای پیش‌بینی سیلاب‌های با دوره بازگشت بالا، امکان خطاهای بالایی را به دنبال دارد.

واژه‌های کلیدی: توزیع‌های آماری، خطای برآورد سیلاب، دبی بیشینه روزانه، روش RMSE، نرم‌افزار Smada

## مقدمه

مکانی بارش‌ها در بیشتر حوزه‌های آبخیز، همه ساله سیلاب‌های عظیمی در بیشتر مناطق کشور اتفاق می‌افتد که بسیاری از آن‌ها خسارات جانی و مالی فراوانی را به بار می‌آورند (Mahdavi, ۱۹۹۷). برای

سیلاب یکی از پدیده‌های موجود در طبیعت بوده که از دیرباز، بشر شاهد وقوع آن می‌باشد. در ایران نیز به دلیل وسعت زیاد، اقلیم متعدد و تراکم زمانی و

<sup>\*</sup> مسئول مکاتبات: saman.javanroodi@yahoo.com

آن‌ها همچنین، دریافتند که توزیع پیرسون با سری آماری ۱۵ ساله و توزیع لوگ پیرسون با سری-های آماری ۲۰، ۲۵ و ۳۰ ساله، بیشترین برازش را دارند. Dastorani (۱۳۷۵) تاثیر طول آمار هیدرولوژیکی در پیش‌بینی سیلاب در حوزه‌های آبخیز را بررسی کرد و با در نظر گرفتن چند ایستگاه هیدرومتری در سطح کشور به این نتیجه رسید که با افزایش طول دوره آماری، دقت پیش‌بینی‌ها در ایستگاه‌ها و اقالیم مختلف با روند خاصی رو به افزایش بوده، استفاده از آمار کوتاه‌مدت به‌خصوص برای پیش‌بینی سیلاب‌های با دوره بازگشت بالا امکان خطای بسیار بالایی را به دنبال دارد و این مسئله با خشک‌تر شدن شرایط اقلیمی شدت بیشتری می‌یابد. Jalilian و همکاران (۱۳۸۵) تاثیر طول دوره آماری بر نتایج روش‌های مختلف بازسازی آمار دبی متوسط ماهانه در حوزه آبخیز سفیدرود را بررسی کردند و در آن از چهار روش رگرسیون تک متغیره، رگرسیون دو متغیره، روش لانگبین و روش توماس فیرینگ برای بازسازی دبی ماهانه بهره گرفته‌اند و نتایج به‌دست آمده نشان داد که با کاهش تعداد سال‌های آماری مقادیر اشتباه استاندارد و میانگین خطای انحراف افزایش می‌یابد و این افزایش در مورد کاهش ۱۰ سال آمار بیشتر است. با توجه به خطرات جانی و مالی فراوان ناشی از وقوع سیلاب، و با در نظر گرفتن دخالت‌های بی‌رویه انسان (مانند ساختمان‌سازی در دشت‌های سیلابی که موجب کاهش ظرفیت طبیعی رودخانه می‌شود)، که احتمال وقوع سیلاب را افزایش داده است، بررسی و توجه به پیش‌بینی سیلاب و تجزیه و تحلیل آمارهای هیدرولوژیکی و تعیین اثر طول دوره آماری در دقت برآورد سیلاب‌های با دوره بازگشت مختلف و تناسب نوع توزیع آماری بر مبنای طول دوره آماری در تحلیل فراوانی سیلاب، برای اتخاذ تصمیم درست و نیز کاهش خسارات ناشی از وقوع سیلاب، امری ضروری می‌نماید. با توجه به موارد فوق، به دلیل وسعت بالای حوزه آبخیز سفیدرود (مساحت حدود ۵۹۴۰۰ کیلومتر مربع و واقع شدن آن در محدوده هشت استان کشور)، این تحقیق می‌تواند مقدمه‌ای برای تحقیقات بیشتر در زمینه‌های مرتبط باشد.

پیشگیری خسارات ناشی از وقوع سیلاب، می‌بایست احتمال وقوع و بزرگی سیلاب‌های مهم را برآورد نمود و با به‌کارگیری روش‌های مناسب و تأسیسات خاص، اثرات سیلاب را کنترل کرد (Mahdavi, ۲۰۰۲). تحلیل فراوانی مقادیر حد بارندگی و سیلاب‌ها، بزرگی این پدیده‌ها و همچنین فراوانی آن‌ها اطلاعات مناسبی برای تحلیل‌های مختلف نظیر تعیین معیارهای ریسک و اطمینان‌پذیری در طراحی سازه‌ها به‌دست می‌دهد (Araghinejad و Karamooz, ۲۰۰۵).

پیش‌بینی سیلاب با استفاده از آمار کوتاه مدت، به‌خصوص در سیلاب‌های با دوره بازگشت بالا، ممکن است خطای بسیار بالایی را به دنبال داشته باشد و نیز بهترین توزیع آماری برای هر ایستگاه با تغییر طول دوره آماری، تغییر می‌کند. Victoruev (۱۹۷۱) با استفاده از آمار ۶۸ ساله ایستگاه مانکاتو در رودخانه مینه‌سوتا در ایالات متحده تأثیر طول آمار را در پیش‌بینی سیلاب بررسی نمود، او نوع توزیع را برای تمام سری‌های آماری خود ثابت در نظر گرفته، از توزیع لوگ پیرسون تیپ ۲ استفاده نمود و به این نتیجه رسید که استفاده از آمار کوتاه مدت ۳۰، ۲۰، ۱۰ و حتی ۴۰ سال برای محاسبه وقوع سیلاب ممکن است منجر به خطای زیادی شود و احتمال اینکه جواب صحیح از طریق آمار کوتاه مدت حاصل شود ضعیف می‌باشد. Domokos و Kovacs (۱۹۸۴) سری‌های زمانی بلند مدت دبی به‌وسیله رگرسیون را در مورد دبی رودخانه زالا در مجارستان ارائه دادند.

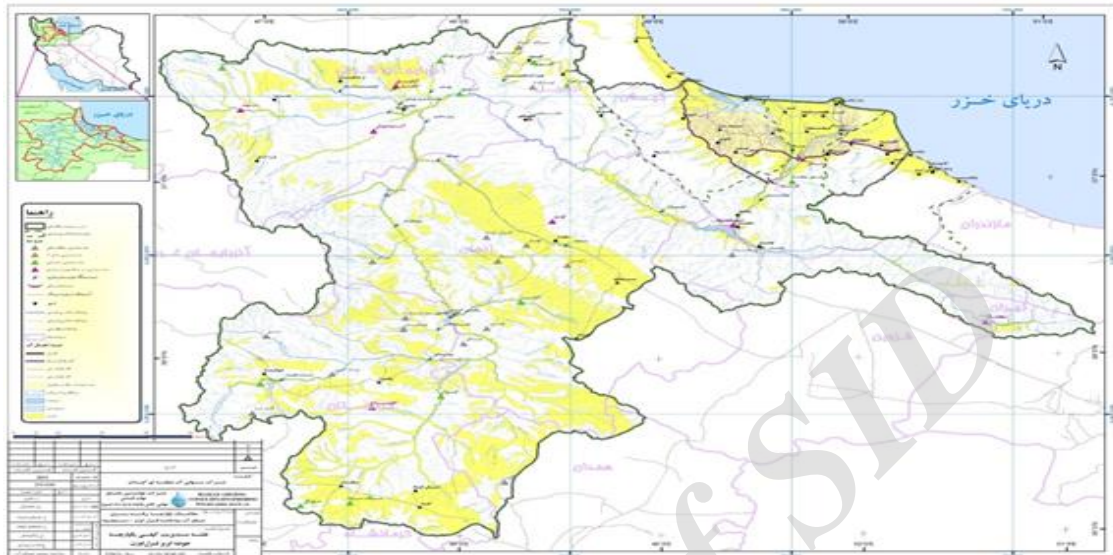
آن‌ها با اعمال روش رگرسیون چند متغیره روی آمار ۲۵ ساله این رودخانه، مشاهده کردند که داده‌های برآورد شده بلندمدت دارای اختلاف کمی با داده‌های واقعی هستند.

همچنین، Mahdavi و همکاران (۲۰۱۰) برای تعیین توزیع آماری مناسب برای برآورد متوسط بارش سالانه و ارزیابی اثرات طول دوره آماری در انتخاب توزیع آماری مناسب، اقدام به بررسی ۶۵ ایستگاه در مازندران و گلستان نمودند و به این نتیجه رسیدند که کم شدن طول دوره آماری، برازش داده‌ها با توزیع‌های نرمال و پیرسون کاهش یافته و با توزیع گمبل برازش بیشتری را نشان می‌دهند.

## مواد و روش‌ها

منطقه مورد پژوهش: منطقه مورد بررسی ایستگاه‌های هیدرومتری شاخص حوزه آبخیز سفیدرود می‌باشد که در بین مختصات جغرافیایی  $37^{\circ}$  تا  $46^{\circ}$

$11^{\circ}$  طول شرقی و  $50^{\circ}$  تا  $55^{\circ}$  عرض شمالی واقع شده است. مشخصات و موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری مورد مطالعه در شکل ۱ مشخص شده است.



شکل ۱- محدوده حوزه آبخیز سفیدرود (شرکت مهندسی مشاور مهتاب قدس)

که در آن،  $Q_0$  مقدار دبی مشاهده شده،  $Q_i$  مقدار دبی برآورد شده،  $n$  تعداد نمونه‌ها می‌باشد. بعد از این مراحل، برای محاسبه خطای برآورد سیلاب و یافتن یک معیار مقایسه، فرض شد که سیلاب‌های با دوره بازگشت‌های دو، سه، پنج، ۱۰، ۲۵، ۵۰، ۱۰۰ و ۲۰۰ ساله که با استفاده از بیشینه طول آماری هر ایستگاه به دست آمده‌اند، دارای خطای صفر می‌باشند. به این صورت کلیه سیلاب‌های با دوره بازگشت مختلف که به وسیله دوره‌های آماری مختلف کوتاه مدت (سری‌های تقسیم شده) برآورد شده‌اند نسبت به برآورد حاصل از آمار بلند مدت آن طبق رابطه (۲) محاسبه شد:

$$P.E = \frac{Q_r - Q_a}{Q_a} \times 100 \quad (2)$$

که در آن،  $P.E$  درصد خطای سیلاب برآورد شده با طول دوره آماری،  $r$  نسبت به سیلاب برآورد شده با طول دوره آماری کامل ایستگاه،  $Q_r$  دبی سیلاب برآورد شده با طول دوره آماری  $r$ ،  $Q_a$  دبی سیلاب

روش پژوهش: در این پژوهش ابتدا آمار و اطلاعات دبی بیشینه روزانه جمع‌آوری شد و با توجه به نواقص زیاد داده‌های موجود، یک دوره آماری مشترک ۳۸ ساله انتخاب شد و تعدادی از ایستگاه‌های حوزه آبخیز سفیدرود به دلیل نقص بالای اطلاعات در دوره شاخص آماری حذف و نهایتاً تعداد ۱۷ ایستگاه باقی‌مانده برای بررسی انتخاب شد. سپس در همه ایستگاه‌های مورد بررسی، سری‌های با طول دوره ۱۰، ۱۵، ۲۰، ۲۵، ۳۰ و بالاتر از ۳۰ سال (۳۸ سال) جدا شد و با استفاده از نرم-افزار Smada اقدام به انجام برازش توزیع‌های آماری با آمار دبی بیشینه روزانه و پیش‌بینی سیلاب برای دوره بازگشت‌های (دو، سه، پنج، ۱۰، ۲۵، ۵۰، ۱۰۰ و ۲۰۰ ساله) به طور جداگانه و برای سری‌های مختلف آماری شد و با استفاده از روش RMSE (کمینه مربعات خطا) که از معادله (۱) به دست می‌آید، اقدام به انتخاب بهترین توزیع آماری برای همه سری‌های آماری شد:

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (Q_0 - Q_i)^2}{n}} \quad (1)$$

۵/۸۸ درصد می‌رسد. به‌طور کلی می‌توان از این مطالب نتیجه گرفت که توزیع گمبل با سری‌های با طول دوره آماری کوتاه مدت‌تر برازش بیشتری دارد.

- در توزیع لوگ پیرسون نوع ۳، به جز سری با طول دوره آماری ۱۰ ساله که درصد برازش ۷۶/۴۷ را نشان می‌دهد با افزایش طول دوره آماری با یک روند تقریباً صعودی، درصد برازش بالای خود را حفظ کرده و در سری با طول دوره آماری بالاتر از ۳۰ ساله، به عدد ۷۰/۵۹ درصد رسیده است.

- توزیع پیرسون نوع سه، با افزایش طول دوره آماری، درصد برازش بالاتری را به خود اختصاص می‌دهد و در دوره آماری بالاتر از ۳۰ ساله، به عدد ۱۷/۶۵ درصد می‌رسد.

- توزیع‌های لوگ نرمال دو پارامتره و لوگ نرمال سه پارامتره، درصد برازش کمتری را با سری‌های آماری با طول دوره آماری مختلف دارند و بالاترین درصدی که به خود اختصاص داده‌اند ۱۱/۷۶ درصد می‌باشد. در مورد توزیع لوگ نرمال سه پارامتره، به عدد ۱۷/۶۵ درصد می‌رسد. در ضمن توزیع نرمال، با هیچ کدام از سری‌های آماری برازش ندارد.

برآورد شده با طول دوره آماری  $a$  (بیشینه طول دوره آماری موجود ایستگاه هیدرومتری) است. در پایان با توجه به نتایج به‌دست آمده، اقدام به تجزیه و تحلیل نتایج نموده و نتیجه‌گیری انجام شد.

### نتایج و بحث

همان‌گونه که در جدول ۱ آورده شده است، با تغییر طول دوره آماری، درصد نوع بهترین توزیع آماری برای آن طول دوره، تغییر می‌کند، البته چندین نوسان نیز در طول دوره‌های آماری مختلف قابل مشاهده است ولی همان‌طور که در ادامه پژوهش نیز آمده است اگر به‌دلیل خطای برآورد کمتر طول دوره آماری بالاتر از ۳۰ سال، آن را ملاک کار قرار دهیم به‌طور کلی می‌توان گفت که:

- با افزایش طول دوره آماری، درصد برازش توزیع گمبل کاهش یافته است با این توضیح که روند کاملاً نزولی نداشته، مثلاً در سری با طول دوره آماری ۱۰ ساله ۱۷/۶۵ درصد و در سری با طول دوره آماری ۱۵ ساله ۴۱/۱۸ درصد و یا در سری با طول دوره آماری ۲۰ ساله ۲۹/۴۱ درصد برازش توزیع‌های آماری را به خود اختصاص داده ولی در سری با طول دوره آماری بالاتر از ۳۰ سال به عدد

جدول ۱- درصد برازش توزیع‌های آماری با سری‌های با طول دوره آماری مختلف برای دبی بیشینه روزانه

نرمال	لوگ نرمال دو پارامتره	لوگ نرمال سه پارامتره	پیرسون نوع سه	لوگ پیرسون نوع سه	گمبل
۱۰ ساله	۰	۰	۵/۸۸	۷۶/۴۷	۱۷/۶۵
۱۵ ساله	۰	۱۱/۷۶	۰	۴۷/۰۶	۴۱/۱۸
۲۰ ساله	۵/۸۸	۵/۸۸	۰	۵۸/۸۲	۲۹/۴۱
۲۵ ساله	۱۱/۷۶	۰	۵/۸۸	۵۸/۸۲	۲۳/۵۳
۳۰ ساله	۵/۸۸	۱۷/۶۵	۱۱/۷۶	۴۷/۰۶	۱۷/۶۵
بیش از ۳۰ ساله	۰	۵/۸۸	۱۷/۶۵	۷۰/۵۹	۵/۸۸

سیلاب‌ها در این حوزه آبخیز انجام گرفته و به‌وسیله آن طراحی‌های هیدرولوژیکی مطمئن‌تری صورت پذیرد.

نتایج محاسبه خطای برآورد سیلاب و چگونگی تغییرات آن: خطای برآورد سیلاب برای همه سری‌های آماری محاسبه شد و نتایج آن در شکل‌های ۲ تا ۱۸ نشان داده شده است آنچه در این نمودارها مشخص است، وضعیت متفاوت نمودارها نسبت به هم

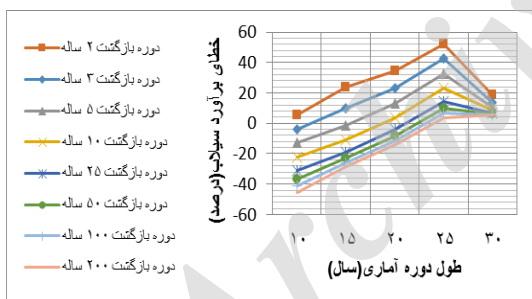
بهترین توزیع آماری بر هر کدام از ایستگاه‌های هیدرومتری حوزه آبخیز سفیدرود بدون در نظر گرفتن سری‌های با طول دوره آماری مختلف: با در نظر گرفتن بیشترین طول دوره آماری دبی بیشینه روزانه موجود در منطقه (پایه زمانی مشترک ۳۸ سال) بهترین توزیع‌های آماری برای هر کدام از ایستگاه‌های هیدرومتری حوزه آبخیز سفیدرود تعیین شد (جدول ۲) که امید است به‌وسیله آن، پیش‌بینی صحیح‌تر

آماري مورد استفاده در هر ايستگاه عينيت بيشتري به خود مي گيرد و منحنی ها منظم تر مي شوند، در حالي که در مقادير مربوط به دوره های آماری کوتاه مدت تر، گاهی مشاهده می شود که مقدار خطای پیش بینی یک سیلاب دو ساله بیشتر از یک سیلاب ۲۰۰ ساله است، ولی با افزایش طول دوره آماری (به سمت راست ستون افقی نمودارها) معمولاً این مسأله برطرف شده و با افزایش دوره بازگشت سیلاب ها، دامنه خطای آن افزایش می یابد.

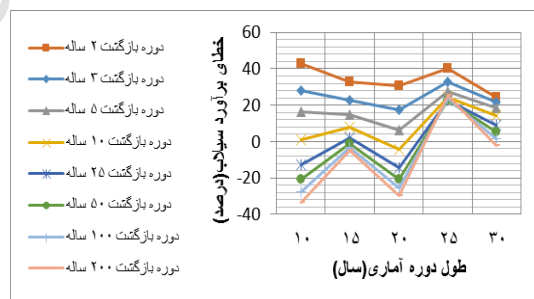
است و این امری کاملاً طبیعی می باشد، زیرا وضعیت اقلیمی، توپوگرافی و ... حوزه های آبخیز آن ها متفاوت بوده و در نتیجه عکس العمل های هیدرولوژیکی آن ها نیز متفاوت می باشد و همچنین، جامعه داده های آماری مربوط به سیلاب در آن ها با هم متفاوت بوده و وضعیت برآزش آن ها با توزیع های مختلف آماری یکسان نمی باشد. در مورد این نمودارها می شود دید که دامنه خطای برآورد سیلاب های با دوره بازگشت بالاتر بیشتر است. این مسأله با افزایش طول دوره

جدول ۲- بهترین توزیع آماری بر هر کدام از ایستگاه های هیدرومتری

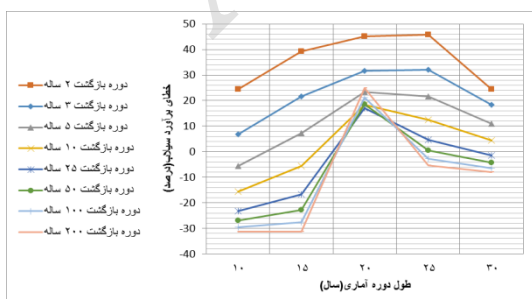
نام ایستگاه هیدرومتری	بهترین توزیع آماری	نام ایستگاه هیدرومتری	بهترین توزیع آماری
بیانلو-یساول	لوگ پیرسون ۳	میانه (قرنقو)	لوگ پیرسون ۳
سلامت آباد-مهرآباد	لوگ پیرسون ۳	کوهسالار-میانه	لوگ پیرسون ۳
هشتاد جفت	لوگ پیرسون ۳	استور	گمبل
قره گونی	لوگ پیرسون ۳	گیلوان	لوگ پیرسون ۳
ینگی کند	لوگ پیرسون ۳	دهگلان	پیرسون ۳
لیلان	لوگ پیرسون ۳	میانه	پیرسون ۳
سرچم	لوگ پیرسون ۳	شادی آباد	لوگ نرمال ۳ پارامتره
پلدختر	لوگ پیرسون ۳	حسن خان	لوگ پیرسون ۳
موتورخانه	پیرسون ۳	-	-



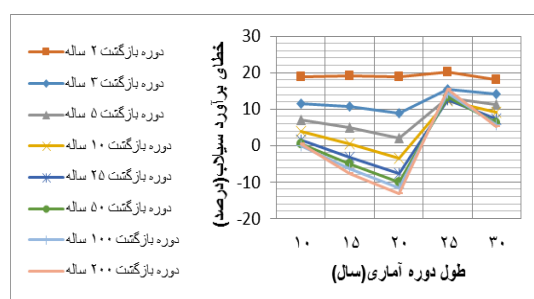
شکل ۴- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه دهگلان



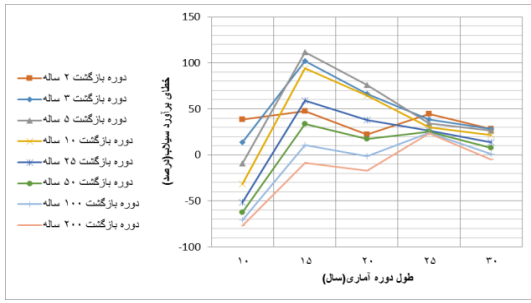
شکل ۲- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه هشتاد جفت



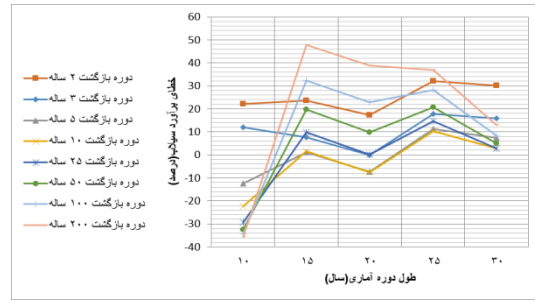
شکل ۵- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه قرنقو (میانه)



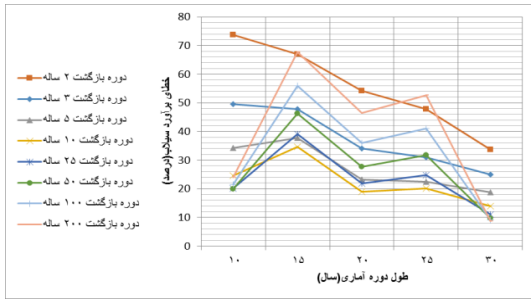
شکل ۳- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه استور



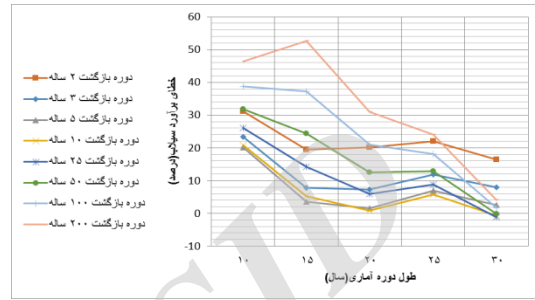
شکل ۱۱- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه مهرآباد



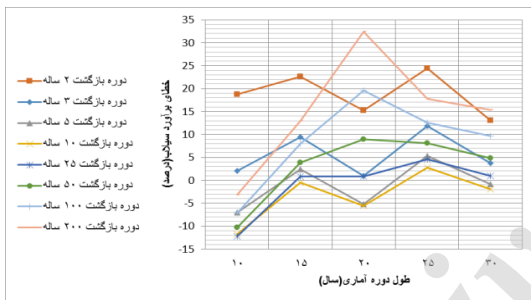
شکل ۶- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه قره‌گونی



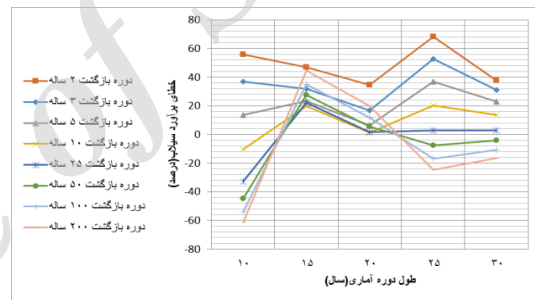
شکل ۱۲- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه موتورخانه



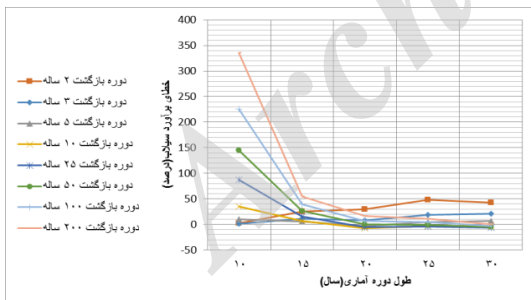
شکل ۷- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه گیلوان



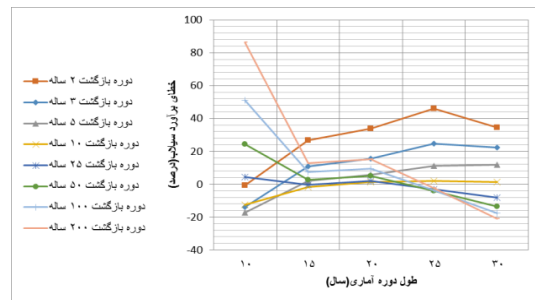
شکل ۱۳- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه پلدختر



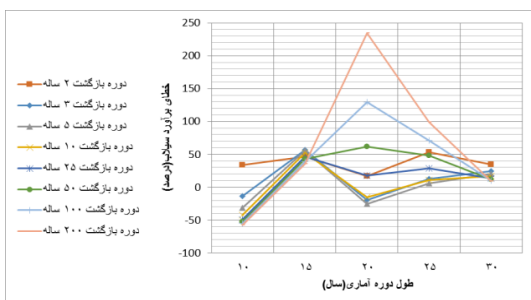
شکل ۸- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه حسن‌خان



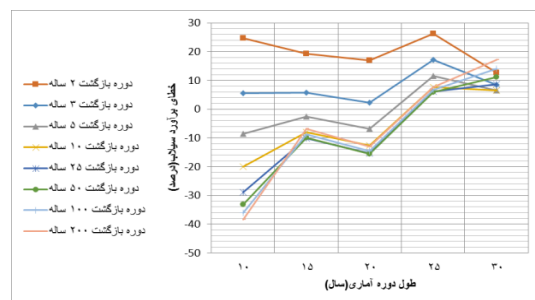
شکل ۱۴- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه سرچم



شکل ۹- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه کوهسالار



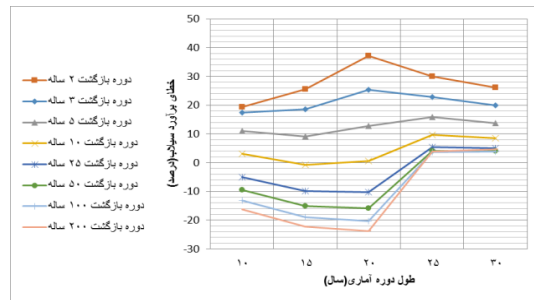
شکل ۱۵- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه شادی‌آباد



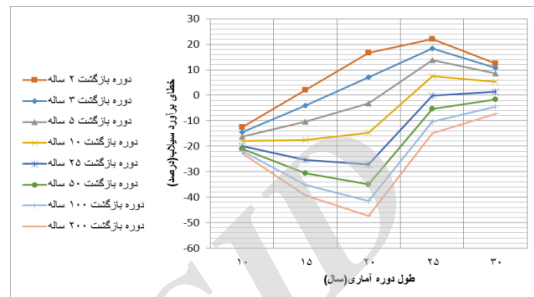
شکل ۱۰- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه لیلان

آماري به گونه‌ای است که با سری‌های با طول دوره آماري بلندمدت (بالاتر از ۳۰ سال) و سری‌های با طول دوره آماري کوتاه‌مدت (۱۰ ساله)، بیشترین برآزش را داشته است اما Dastorani (۱۹۹۶) به این نتیجه رسید که توزیع لوگ پی‌رسون نوع ۳، با سری‌های با طول دوره آماري بالاتر از ۳۰ سال، بیشترین برآزش را دارد. در ایستگاه‌های هیدرومتری مورد بررسی در این تحقیق، توزیع پی‌رسون نوع ۳، با افزایش طول دوره آماري، درصد برآزش بالاتری را به خود اختصاص داده و در سری با طول دوره آماري بالاتر از ۳۰ سال بیشترین برآزش را دارد، در صورتی که Dastorani (۱۹۹۶) به این نتیجه رسید که توزیع پی‌رسون نوع ۳ با سری‌های با طول دوره آماري کوتاه‌مدت (۱۰ ساله) و نیز با سری‌های با طول دوره آماري بلندمدت (۳۰ سال به بالا) کمتر از طول دوره آماري با طول دوره آماري متوسط (۱۵ تا ۲۵ سال) برآزش دارد.

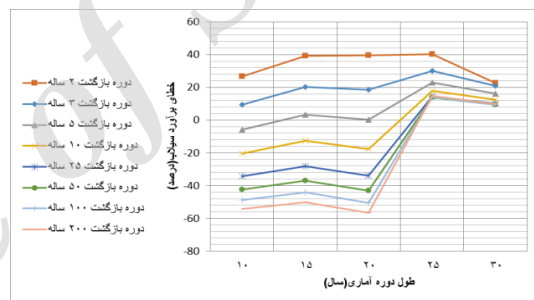
گرچه روند تغییر درصد برآزش توزیع‌های لوگ نرمال دو پارامتره و لوگ نرمال سه پارامتره، با افزایش طول دوره آماري برای آمار دبی بیشینه روزانه، صعودی می‌باشد ولی در سری‌های آماري مورد بررسی در این تحقیق، این توزیع‌ها برآزش بسیار بالایی را با داده‌ها نشان نداده‌اند که این نتایج با نتایج Dastorani (۱۹۹۶) هم‌خوانی دارد. توزیع نرمال، با هیچ‌کدام از سری‌های آماري دبی بیشینه روزانه، برآزش نداشت که این امر، عدم برآزش این توزیع با پارامترهای مرتبط با سیلاب را نشان می‌دهد، در حالی که دستورانی به این نتیجه رسید که در سری‌های با طول دوره آماري ۱۰ ساله (۲/۱۴ درصد) و در سری‌های با طول دوره آماري ۱۵ ساله (۰/۵۶۳ درصد) به میزان کمی برآزش با توزیع نرمال وجود دارد. یکی از فرضیه‌های تحقیق این بود که توزیع گمبل با سری‌های کوتاه مدت و توزیع لوگ پی‌رسون نوع ۳ با سری‌های بلندمدت بیشترین برآزش را دارد که طبق موارد فوق‌الذکر این فرضیه تأیید می‌شود. پیش‌بینی سیلاب با استفاده از آمار کوتاه‌مدت دبی بیشینه روزانه، مخصوصاً در مورد سیلاب‌های با دوره بازگشت بالا می‌تواند خطای بالایی را به دنبال داشته باشد، و این مورد هم فرضیه دیگر این تحقیق را تأیید می‌کند. تحقیقات مشابه این



شکل ۱۶- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه شاری چای (میانہ)



شکل ۱۷- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه پانلو (پساوول)



شکل ۱۸- خطای برآورد سیلاب-ایستگاه ینگگی کند

### نتیجه‌گیری

با تغییر جزئی در آمار موجود در حوزه آبخیز معمولاً نوع بهترین توزیع آماري نیز تغییر می‌کند. انتخاب نامناسب توزیع‌های آماري برای هر سری‌های آماري برای پیش‌بینی سیلاب، موجب می‌شود که نتایج حاصله بسیار دورتر از واقعیت بوده و طراحی‌هایی که بر این اساس انجام پذیرد ممکن است دارای خطر شکست بالایی باشد و یا برعکس هزینه بسیار بالایی را به دنبال داشته باشد، پس دقت در انتخاب بهترین توزیع آماري بسیار با اهمیت می‌باشد. برای ایستگاه‌های هیدرومتری مورد بررسی در این تحقیق، توزیع گمبل بیشتر با سری‌های کوتاه مدت برآزش داشته است، Dastorani (۱۹۹۶) نیز با بررسی دبی بیشینه روزانه به همین نتیجه رسید. روند تغییر درصد برآزش توزیع لوگ پی‌رسون نوع ۳، با تغییر طول دوره

تحقیق اگر در ایستگاه‌های هیدرومتری دارای طول دوره آماری بالاتر انجام پذیرد نتایج بهتری حاصل خواهد شد، در آن صورت برآورد سیلاب برای طراحی-های هیدرولوژیکی با حدود اطمینان بیشتری انجام خواهد گرفت.

#### منابع مورد استفاده

1. Dastorani, M.T. 1996. Effect of duration of hydrological data in flood forecasting in Catchments. MSc Thesis, Tarbiat Modares University, 135 pages (in Persian).
2. Jafari, M. and A. Tavili. 2010. Reclamation of arid land. University of Tehran Press, 396 pages (in Persian).
3. Jalilian, H., M. Ozhan and G. Rostamizad. 2006. Considering of effect of data period on results of different methods of mean monthly discharge data reconstructing in Sefidrood basin. Conference on Watershed Management Science and Engineerin, Gorgan, Iran (in Persian).
4. Karamooz, M. and S. Araghinejad. 2005. Advanced hydrology. Amirkabir University press, 480 pages (in Persian).
5. Domokos, M. and S.G. Kovac. 1984. Extension of stream flow time series by Regression. Deutsche Gewasser kundliche mittellungen, 28(3): 85-89.
6. Mahdavi, M. 1997. Economic and social effects of flood damage. Iranian Hydraulic Association, 123 pages (in Persian).
7. Mahdavi, M. 2002. Applied hydrology. University of Tehran Press, 342 pages (in Persian).
8. Mahdavi, M., Kh. Osati, S.A.N. Sadeghi, B. Karimi and J. Mobaraki. 2010. Determining suitable probability distribution models for annual precipitation data, a case study of Mazandaran and Golestan Provinces. Journal of Sustainable Development, 3(1): 12-24 (in Persian).
9. Victoruev, P. The effect of records of period in flood prediction. 1971. Journal of the Hydraulics Division Proceeding of American Society of Civil Engineers, 5(3): 25-35.

Archive of SID



Archive of SID