

بررسی دقیق و واسنجی روش‌های رگرسیونی چاو و استوکاستیک (بررسی موردی: منطقه البرز مرکزی)^۱

علی سلاجقه^۲، محمد خسروی^{۳*} و محمد مهدوی^۴

^۲ دانشیار دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران، ایران

^۳ دانشجوی کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران، ایران

^۴ استاد دانشکده منابع طبیعی، دانشگاه تهران، ایران

(تاریخ دریافت: ۸۷/۱۰/۲۹، تاریخ تصویب: ۸۸/۹/۹)

چکیده

پیش‌بینی دبی‌های بیشینه آبراهه‌ها و رودخانه‌ها برای برنامه‌ریزی‌های اقتصادی و اجتماعی اهمیت ویژه‌ای دارند و از روش‌های مختلفی برای برآوردن دبی‌های بیشینه بهره گیری می‌شود. توزیع‌های آماری به عنوان روش‌های معتبر در برآوردن رویدادهای هیدرولوژیکی اهمیت زیادی دارند. دو تا از روش‌های شناخته شده برآوردن دبی بیشینه سالانه روش‌های رگرسیونی چاو و استوکاستیک می‌باشند. این روش‌ها جزء توزیع‌های آماری ساده بوده و تاکنون در کشور ما مورد بهره گیری قرار نگرفته‌اند. در این پژوهش با توجه به برآوردن این روش‌ها و مقایسه آن با برآوردن توزیع‌های آماری مناسب برآذش یافته در ایستگاه‌های مختلف برای هر کدام از این روش‌ها در دوره‌های آماری ۲۰، ۲۵، ۳۰ و ۴۰ ساله و دوره‌بازگشت‌های مختلف میزان دقت این روش‌ها محاسبه و برای آنها ضرایب تصحیح بدست آمدند. برای بررسی دقت روش‌ها نتایج آنها با نتایج توزیع‌های آماری برآذش یافته در محیط نرم افزار SPSS و با آزمون تجزیه واریانس در سطح ۵ درصد مورد بررسی قرار گرفتند. همچنین برای واسنجی روش‌ها و تعیین ضریب‌های مناسب آنها از برنامه Solver بهره گیری شد. برای انجام کار در محیط این برنامه لازم است که سلولی را که دارای ارزش بیشتری می‌باشد به عنوان سلول هدف در نظر گرفته و ضریب‌های معادله‌ها را در سلول‌های قابل تغییر قرار داد. در این پژوهش شاخص آماری میانگین قدر مطلق خطأ (MAE) به عنوان سلول هدف تعیین و ضریب‌های تصحیح روش‌ها در برای کاهش میزان آن بدست آمدند. نتایج بدست آمده از این پژوهش نشان داد که در سطح ۵ درصد تفاوت معنی‌داری بین برآوردن روش‌های رگرسیونی چاو و استوکاستیک با بهترین توزیع‌های آماری برآذش یافته با داده‌ها وجود ندارد همچنین ضریب‌های تصحیح بدست آمده برای روش‌های مورد بررسی در دوره بازگشت‌های کمتر از ۱۰۰ سال تاثیر بیشتری در کاهش خطای آنها دارند. و در مواردی به علت روند نامنظم روش‌ها در پیش‌بینی دبی بیشینه سالانه نسبت به برآوردن توزیع‌های آماری، ضریب‌های بدست آمده تاثیر زیادی در کاهش خطای روش‌ها نداشتند.

واژه‌های کلیدی: دوره بازگشت، دبی بیشینه لحظه‌ای، دوره آماری، چاو، استوکاستیک، البرز مرکزی

E-mail: khosravim59@gmail.com

* نویسنده مسئول: تلفن: ۰۹۳۷-۱۷۴۱۲۳۷ فاکس: ۰۲۶۱-۲۲۴۹۳۱۳

۱- این پژوهش با اعتبارات قطب علمی مدیریت پایدار حوزه‌های آبخیز انجام شده است.

مقدمه

در دوره‌های آماری کوتاه مدت دبی‌های با دوره بازگشت ۱۰۰ ساله و بالاتر را کمتر از واقعیت برآورد می‌کنند و از این برای روش رگرسیونی چاو اطمینان بیشتری دارد. Ministry of power Government of India (2003) در بررسی حوزه خوکسر برای ساختن سد مخزنی بر روی رودخانه چتاب، از روش گمبول و روش رگرسیونی چاو (گمبول اصلاح شده توسط چاو) برای بدست آوردن دبی‌های بیشینه سالانه با بهره‌گیری از آمار ۲۷ ساله ثبت شده آن رودخانه بهره‌گیری کرد. نتایج نشان دادند که برآوردهای روش رگرسیونی چاو نسبت به روش گمبول در همه دوره بازگشتهای ۱۰، ۲۵، ۵۰، ۱۰۰، ۲۰۰، ۵۰۰، ۱۰۰۰ و ۱۰۰۰۰ ساله بیشتر می‌باشند. Johannes Devries (2006) در یک بررسی عنوان مقایسه روش‌های آماری برآورد دبی بیشینه سیل در رودخانه‌های آمریکا نتیجه گرفت که روش‌های استوکاستیک دبی‌ها را کمتر از میزان واقعی برآورد می‌کنند. در این بررسی با توجه به اینکه روش‌های مورد بهره‌گیری تاکنون در کشور ما مورد بهره‌گیری واقع نشده‌اند، سعی شده است که با بهره‌گیری از آمار طولانی مدت چند ایستگاه هیدرومتری میزان کارایی و دقت روش‌ها مورد بررسی قرار گفته، و در راستای افزایش دقت آنها بهینه سازی لازم انجام گیرد.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد بررسی

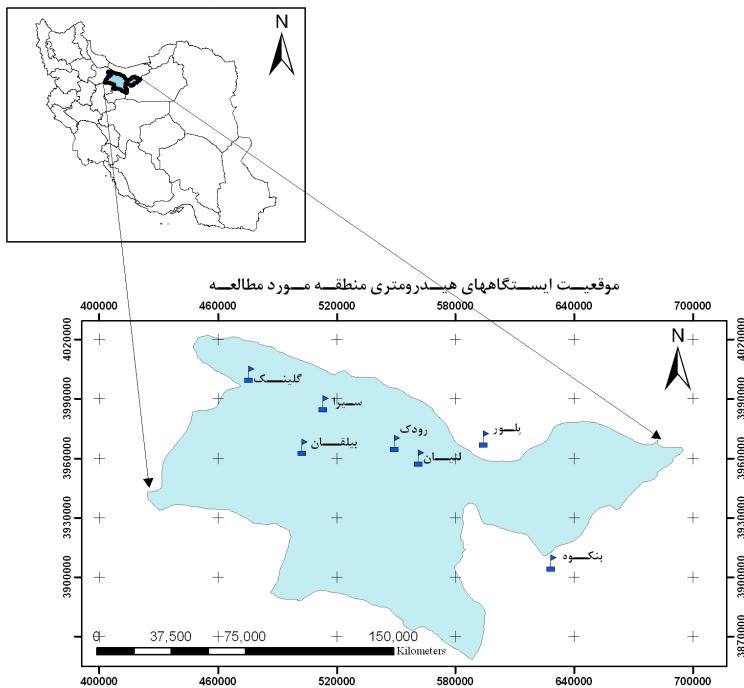
منطقه مورد بررسی در قسمت جنوبی رشته کوه البرز و در چهار استان تهران، سمنان، قزوین و مازندران واقع شده است. این منطقه در بین طول‌های جغرافیای $30^{\circ} ۵۰'$ تا $۴۶^{\circ} ۵۲'$ و عرض‌های $۳۵^{\circ} ۲۰'$ تا $۳۶^{\circ} ۲۰'$ واقع شده است. شرقی‌ترین ایستگاه هیدرومتری منطقه باراجین می‌باشد که در استان قزوین واقع شده و غربی‌ترین ایستگاه هیدرومتری منطقه، فیروزکوه می‌باشد که در استان تهران واقع شده است. از کل ایستگاه‌های هیدرومتری مورد بررسی در منطقه، ۷ ایستگاه هیدرومتری پلور، لتيان، بيلقان، سيرا، رودك و بنکوه با دوره آماری مشترک ۴۰ ساله مورد بررسی قرار گرفتند.

حوزه‌های آبخیز گاهی با رویدادهای طبیعی مانند سیل، طوفان‌های شدید و خشکسالی تحت تاثیر قرار می‌گیرند. سیل به حجم عظیمی از آب گفته می‌شود که از بستر رودخانه‌ها خارج شده و بر روی دشت سیلانی و در بالاتر از سطح آبراهه‌های دستساز جريان پیدا می‌کند (Patra K.C., 2001). پایه‌ی ترین داده‌های مورد نیاز برای پیش‌بینی سیل بهره‌گیری از داده‌های ثبت شده سیل‌های قدیمی و تجزیه و تحلیل آنها می‌باشد. در تحلیل فراوانی سیل بیشتر از توزیع‌های آماری، شامل توزیع‌های نرمال، لوگ نرمال ۲ مشخصه‌ای، لوگ نرمال ۳ مشخصه‌ای، گاما ۲ مشخصه‌ای، پیرسون تیپ ۳، لوگ پیرسون تیپ ۳ و گمبول بهره‌گیری می‌شود. روش‌های رگرسیونی چاو و استوکاستیک نیز از توزیع‌های آماری ساده بوده و محدودیت‌های فرمول‌های تجربی را ندارند و از اينرو کاربرد گسترده‌ای در بررسی‌های هیدرولوژیکی دارند. گمبول^۱ در سال ۱۹۴۱ برای برآورد دبی‌های بیشینه سالیانه روش مقادیر حد نوع یک (روش گمبول) را پیشنهاد نمود. چون این روش دارای میانگین چولگی ثابت $1/13$ بود با دبی‌های میانگین تقارن نداشت و نمی‌توانست دبی میانگین را پیش‌بینی کند. بر این پایه پاول^۲ (۱۹۴۳) روش گمبول اصلاح شده پاول را پیشنهاد کرد و چاو (۱۹۵۴) روش گمبول اصلاح شده چاو (روش رگرسیونی چاو) را ارائه نمود. (H. Riggs, 1989) این روش بر پایه توزیع تجربی ویبول می‌باشد. روش استوکاستیک هم یکی از روش‌های شناخته شده برای برآورد دبی بیشینه سالانه و بر پایه توزیع تجربی کالیفرنیا می‌باشد (Patra K.C., 2001) G. AL-Mashidani, et al. رگرسیونی چاو (گمبول اصلاح شده توسط چاو) و روش گمبول اصلاح شده پاول را در ۷ رودخانه در کشور عراق مورد مقایسه قرار دادند و نتیجه گرفتند که محدودیت روش گمبول و روش گمبول اصلاح شده پاول این است که

منطقه مورد بررسی را نشان می‌دهد.

شکل ۱ موقعیت جغرافیایی ایستگاه‌های هیدرومتری و

موقعیت جغرافیایی منطقه مورد مطالعه در ایران



شکل ۱- موقعیت ایستگاه‌های هیدرومتری مورد بررسی

(Hydrological Frequency Analysis) در محیط نرم‌افزار HYFA برای گزینش بهترین توزیع‌های آماری، برازش یافته به داده‌ها مورد بررسی قرار گرفتند. با توجه به خروجی برنامه‌ی Hayfa و آزمون مجموع مربعات باقی مانده مناسب‌ترین توزیع فراوانی را که دارای کمترین R.S.S بوده، گزینش کرده و برای تعیین داده‌های با دوره بازگشت مورد نظر بکار گرفته شد. میزان R.S.S با بهره گیری از معادله ۱ قابل محاسبه است.

$$R.S.S = \left[\sum_{i=1}^n (Q_e - Q_o)^2 / (n-m) \right]^{1/2} \quad (1)$$

R.S.S: مجموع مربعات باقی‌مانده
 Q_e : میزان برآورده شده برای هر یک از داده‌ها
 Q_o : میزان دیده شده برای هر یک از داده‌ها
 n : شمار داده‌ها
 m : شمار مشخصه‌های توزیع مورد بهره گیری می‌باشد.

روش پژوهش

در این پژوهش دیهای بیشینه سالانه ایستگاه‌های هیدرومتری منطقه البرز مرکزی مورد بررسی و تجزیه و تحلیل آماری قرار گرفتند. پس از گزینش دوره مشترک آماری، بررسی نواقص داده‌ها، آزمون داده‌های پرت و آزمون همگنی، دیهای بیشینه لحظه‌ای سالانه ۷ ایستگاه هیدرومتری موجود در منطقه با دوره مشترک آماری ۴۰ سال (از سال آبی ۱۳۴۴-۴۵ تا سال آبی ۱۳۸۲-۸۴) گزینش شدند. برای آنکه بتوان برای روش‌های مورد بررسی با دقت بیشتری ضرایب واسنجی را بدست آورد و همچنین اینکه دیهای بیشینه لحظه‌ای در روش رگرسیونی چاومتغیر وابسته بوده و متغیر مستقل بر پایه شمار سال‌های آماری ۳۰، ۲۵، ۲۰، ۱۵ و ۱۰ ساله تقسیم شدن. بدین ترتیب در هر ایستگاه هیدرومتری ۵ دوره آماری و در کل منطقه ۳۵ دوره آماری

$$\Sigma Q_t = aN + b\Sigma x_t \quad (3)$$

$$\Sigma Q_t x_t = a\Sigma x_t + b\Sigma x_t^2 \quad (4)$$

x_t : با بهره‌گیری از معادله ۵ محاسبه می‌شود.

$$x_t = \log \log \left\{ \frac{T}{(T-1)} \right\} \quad (5)$$

که در آن T : دوره بازگشت مورد نظر (سال) می‌باشد.
در این فرمول که بر پایه توزیع تجربی ویبول می‌باشد
میزان $\frac{(N+1)}{m}$ و در نتیجه میزان x_t با بهره‌گیری
از معادله ۶ محاسبه می‌شود.

$$x_t = \log \left[\log \left(\frac{(N+1)}{(N+1-m)} \right) \right] \quad (6)$$

روش استوکاستیک

روش استوکاستیک یکی از روش‌های شناخته شده برای
برآورد دبی بیشینه می‌باشد. این روش بر پایه توزیع تجربی
کالیفرنیا بوده و در این روش با بهره‌گیری از معادله ۷ می‌
توان دبی بیشینه سالانه را در دوره بازگشت‌های مورد نظر
محاسبه کرد (Patra K.C., 2001).

$$Q_t = Q_{\min} + 2/303(Q_{ave} - Q_{\min}) \log \left(\frac{nT}{N} \right) \quad (7)$$

که در آن:

N : شمار کل داده‌ها، n : شمار داده‌های بدون تکرار

Q_{\min} : دبی کمینه در دوره آماری

Q_{ave} : میانگین دبی‌های دوره آماری

نتایج

نتایج بدست آمده نشان می‌دهند که در همه دوره
بازگشت‌ها و دوره‌های آماری بین دبی‌های برآورد شده با
روش رگرسیون چاو و استوکاستیک و دبی‌های بدست آمده
از مناسب‌ترین توزیع‌های آماری برآش یافته (نمونه‌های
شاهد) در سطح ۵٪ اختلاف معنی‌داری وجود ندارد. بر پایه
روش کار تشریح شده میزان میانگین قدر مطلق خطای

با توجه به هدف این پژوهش روش‌های تعیین دبی به
عنوان تیمار و ایستگاه‌های مختلف به عنوان تکرار مدنظر
قرار گرفته و بدین ترتیب سه تیمار (روش رگرسیونی چاو،
روش استوکاستیک و بهترین توزیع برآش یافته در هر
مرحله) و هفت تکرار در هر سری آماری مورد بررسی قرار
گرفتند. داده‌های بدست آمده از هر کدام از روش‌های
رگرسیونی چاو و استوکاستیک در سری‌های آماری و دوره
بازگشت‌های مختلف با نتایج بهترین توزیع‌های آماری
برآش یافته در محیط نرم‌افزار SPSS و با بهره‌گیری از
آزمون F (تجزیه واریانس) در سطح ۵٪ مورد بررسی قرار
گرفتند. برای واسنجی روش‌هایی مورد بررسی و تعیین
ضریب‌های مناسب آنها از برنامه Solver بهره‌گیری شد.
برای انجام کار در محیط این برنامه لازم است که سلولی را
که دارای ارزش بیشتری است به عنوان سلول هدف در نظر
گرفته و ضریب‌های معادله‌ها را در سلول‌های قابل تغییر
قرار داد. بر پایه هدف کار میزان خطای هر کدام از روش‌ها
با بهره‌گیری از شاخص آماری میانگین قدر مطلق خطای
(MAE) در دوره بازگشت‌های مختلف با نتایج توزیع‌های
مناسب آماری برآش یافته مورد مقایسه قرار گرفتند. در
این پژوهش سلول هدف میزان خطای MAE، و هدف
کمینه کردن این میزان برای تعیین ضریب‌های تعریف شد.
در نهایت این برنامه ضریب‌های تصحیح فرمول‌ها را در برای
کاهش خطای برآورد آنها اعمال نمود.

روش رگرسیونی چاو

Chow (۱۹۵۴) برای تحلیل فراوانی سیل و بدست
آوردن دبی با دوره بازگشت‌های مشخص از روی دبی‌های
دیده شده فرمولی را با بهره‌گیری از توزیع تجربی ویبول و
روش گمبل ارائه داده است (Patra K.C., 2001).

$$Q_t = a + bx_t \quad (2)$$

که در آن Q_t : دبی بیشینه با دوره بازگشت مشخص
 a : ضریب‌های ثابت می‌باشند که با بهره‌گیری از
معادله‌های ۳ و ۴ بدست می‌آیند.

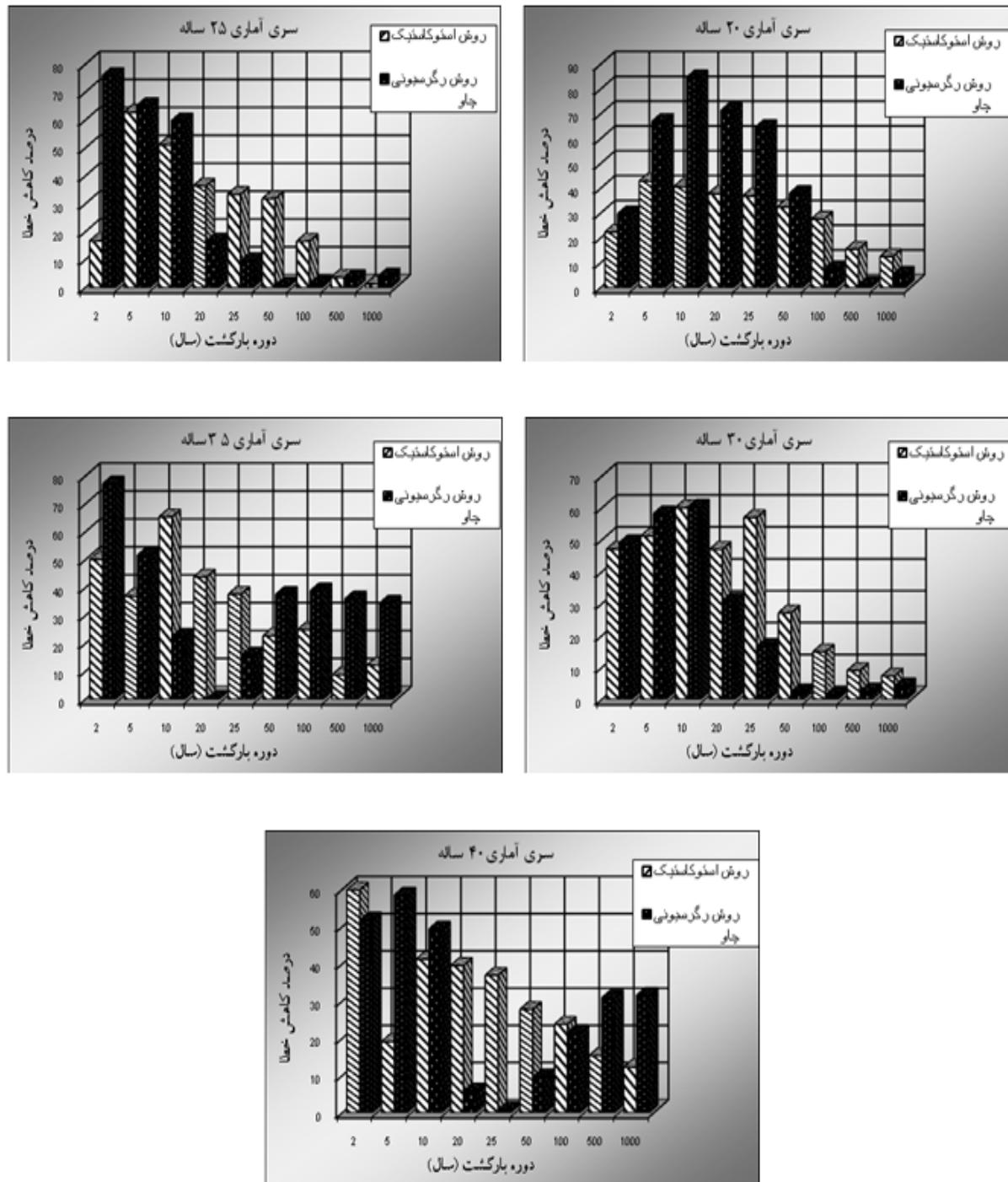
اصلاحی هرکدام از روش‌های چاو و استوکاستیک در دوره‌های آماری و دوره بازگشتهای متفاوت در منطقه مورد بررسی در شکل ۳ نشان داده شده است. جدول ۲ میزان قدر مطلق خطای روش‌ها پیش و پس از واسنجی آنها را نشان می‌دهد.

(MAE)، روش رگرسیونی چاو و روش استوکاستیک در دوره‌های آماری مختلف و دوره بازگشتهای ۲، ۵، ۱۰، ۲۰، ۲۵، ۳۰، ۵۰، ۱۰۰، ۵۰۰ و ۱۰۰۰ ساله محاسبه شدند. درصد کاهش خطای روش‌ها پس از واسنجی آنها در شکل ۲ نشان داده شده است. همچنین میزان ضریب های

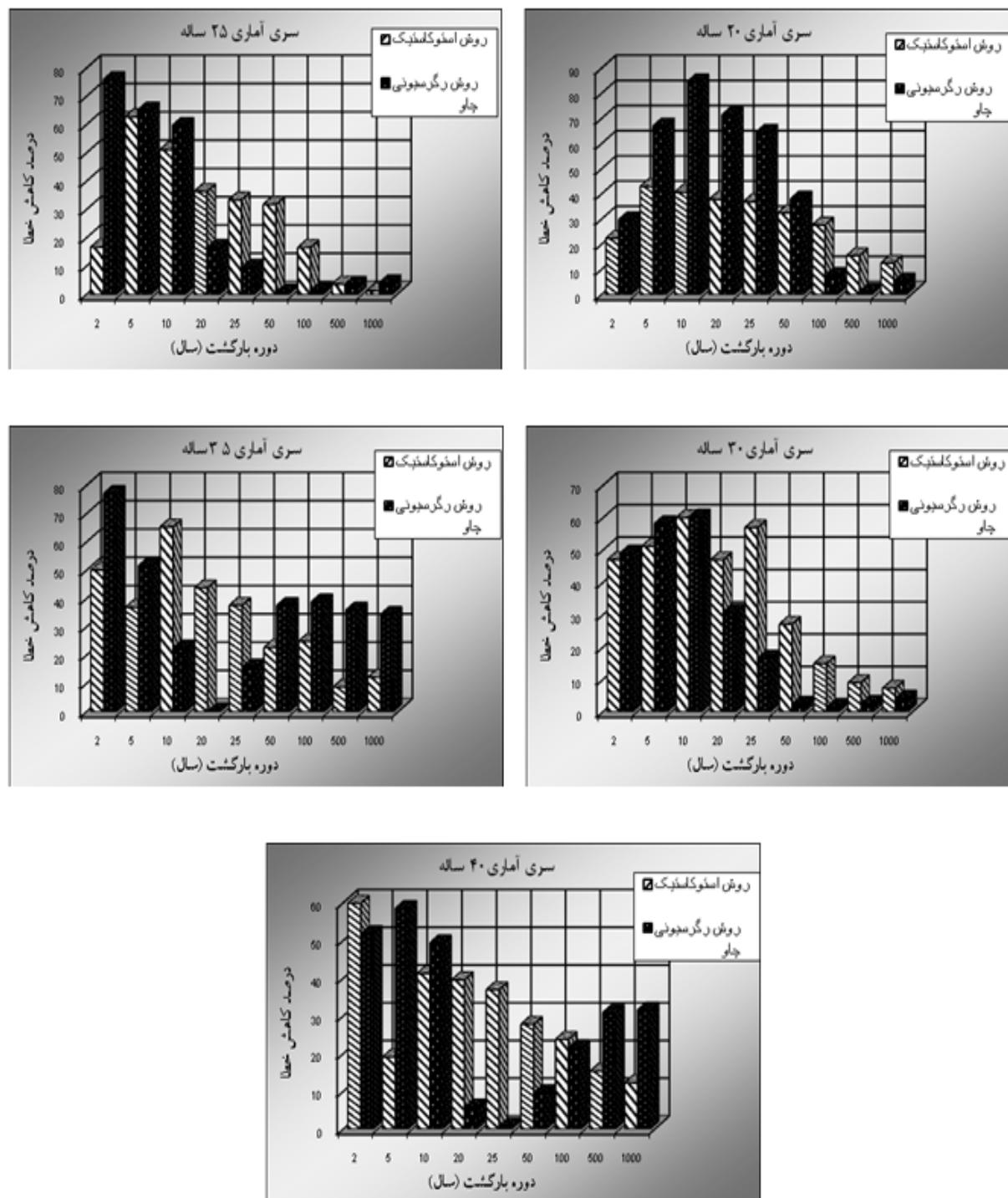
جدول ۱- مقایسه نتایج روش‌های مورد بررسی با نتایج بهترین توزیع‌های آماری در دوره آماری ۴۰ ساله

آزمون F (تجزیه واریانس) در سطح ۵ درصد			میانگین دبی‌های محاسبه شده				دوره بازگشت
روش‌های رگرسیونی چاو و استوکاستیک	توزیع آماری و روش استوکاستیک	توزیع آماری و روش رگرسیونی چاو	استوکاستیک	رگرسیونی چاو	مناسب ترین توزیع آماری		
n.s	n.s	n.s	۶۳	۷۷	۷۱	۲	
n.s	n.s	n.s	۱۲۶	۱۳۰	۱۲۱	۵	
n.s	n.s	n.s	۱۷۵	۱۶۴	۱۵۸	۱۰	
n.s	n.s	n.s	۲۲۳	۱۹۸	۱۹۶	۲۰	
n.s	n.s	n.s	۲۳۹	۲۰۸	۲۰۹	۲۵	
n.s	n.s	n.s	۲۸۷	۲۴۱	۲۴۸	۵۰	
n.s	n.s	n.s	۳۳۶	۲۷۳	۲۸۹	۱۰۰	
n.s	n.s	n.s	۴۴۸	۳۴۸	۳۹۳	۵۰۰	
n.s	n.s	n.s	۴۹۶	۳۸۰	۴۴۱	۱۰۰۰	

n.s: تفاوت معنی‌دار نیست. *: تفاوت معنی‌دار است.



شکل ۲- درصد کاهش خطای روش‌ها پس از واسنجی



شکل ۳- ضریب‌های اصلاحی هرکدام از روش‌های چاو و استوکاستیک در دوره‌های آماری و دوره بازگشت‌های متفاوت

جدول ۲- مقایسه میزان کاهش میانگین قدر مطلق خطا (MAE) روش‌ها در دوره‌های آماری و دوره بازگشت‌های مورد بررسی

MAE خطا بیش از واسنجی روش‌ها	دورة آماری ۴۰ ساله	دورة آماری ۳۵ ساله			دورة آماری ۳۰ ساله			دورة آماری ۲۵ ساله			دورة آماری ۲۰ ساله		
		خطا MAE قبل بس از واسنجی روش‌ها											
۳/۴۸	۲/۸۷	۵/۹۵	۲/۱۴۹	۱/۸۳	۴/۹۹	۷/۱۴	۳/۱۶۵	۳/۱۰	۶/۹	۴/۱۴	۷/۰۶	۴/۹۷	۷/۰۶
۴/۷۶	۳/۱۵۳	۵/۱۷۱	۸/۱۰	۵/۱۰۶	۴/۲۹	۱/۰۴۴	۲/۱۰	۴/۱۳	۲/۰۹	۱/۰۲۷	۲/۰۵	۱/۰۵۶	۱/۰۵۳
۹/۷۴	۳/۱۱۵	۱۹/۵۸	۶/۱۲۲	۳/۱۵۲	۵/۲۲۸	۱/۰/۱۶	۶/۸۲	۵/۱۸	۱/۲/۹۸	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۱۳	۱/۱۳
۱۶/۳۸	۴/۰۸	۲۷/۱	۴۳/۳۴	۴/۷۵	۷/۸۸	۴/۱۰۳	۱۲/۶۵	۱۲/۷۵	۵/۱۶۸	۲۳/۲۳	۸/۲۳	۱۶/۰۵	۱۲/۸
۱۹/۰۸	۴/۸۵	۳۰/۱۲۵	۴/۸۹	۱۰/۰۳	۵/۴۷	۱۹/۱	۱۲/۹۷	۱۲/۲	۳/۲۱۴۸	۱۱/۶۴	۱۹/۵۸	۱۹/۵۸	۱۹/۴۸
۲۸/۸۲	۹/۰۵۹	۳۹/۱۰۷	۱۰/۴۱	۱۸/۲۹	۱۱/۱۲	۲۳/۶۶	۱۱/۸۲	۱۷/۸۶	۱۷/۵۷	۳/۹۲۴	۱۸	۵/۱۴۷	۲/۸۴۴
۳۸/۸۵۹	۱۵/۴۳	۵۰/۶۱	۱۹/۶۸	۲۴	۲۱/۳۹	۳/۱/۹۶	۴۴/۹۳	۳۵	۵/۲۱۷۸	۳۰/۱۱۷	۵/۱۱۲	۳۹/۸۳	۳۷/۸۳
۶۸/۸۱۸	۳۴/۱۱۸	۸۰/۰۵۳	۴۹/۴۱	۷۲/۱۳	۵۹/۶۸	۷۹/۰۶	۹۳/۲۵	۹۹	۷/۸۰۵۵	۱۰/۰۸	۸/۰۶۸	۹/۴۷۳	۹/۴۷۳
۸۲/۷	۴۵/۳۶	۹۵/۳۶	۸۳/۴۴	۱۱/۱۱	۱۲/۲۳	۹۷/۵۳	۱۱/۱۱	۱۰/۰۲	۱۰/۷۱	۱۱/۱۹	۱۰/۰۵	۱۲/۷۹	۱۲/۷۹
												۱۲/۷/۹	۱۲/۷/۹
												۳/۷/۴۵	۳/۷/۴۵
												۸/۹/۸۹	۸/۹/۸۹
												۳۹/۹۱	۳۹/۹۱

بحث و نتیجه‌گیری

مناسب دبی‌های بیشینه سالانه در منطقه مورد بررسی لوگ پیرسون تیپ ۳ می‌باشد، این روش‌ها و ضریب‌های واسنجی آنها می‌توانند در مناطق با توزیع غالب لوگ پیرسون تیپ ۳ مورد توجه و بررسی بیشتری قرار گیرند. بدین ترتیب برای برآورده دبی بیشینه لحظه‌ای سالانه در منطقه مورد بررسی بکارگیری و اعمال ضریب‌های بدست آمده در این پژوهش می‌توانند به صورت معادله‌های شماره ۸ و ۹ مورد بهره‌گیری قرار گیرند.

$$Q_t = (Cs) \left[Q_{\min} + 2/303(Q_{ave} - Q_{\min}) \log \left(\frac{nT}{N} \right) \right] \quad (8)$$

$$Q_t = (Cc) [a + bx_t] \quad (9)$$

Cc و Cs در معادله‌های شماره ۸ و ۹ به ترتیب ضریب‌های اصلاحی ارائه شده در شکل شماره ۳ برای دوره بازگشت‌های مختلف می‌باشند. نتایج این پژوهش نشان داد که میزان دقت روش رگرسیونی چاوه استوکاستیک در مقایسه با بهترین توزیع‌های آماری با توجه به شاخص آماری MAE بین ۱۰٪ و ۴۶٪ می‌باشد. با توجه به آسانی بهره‌گیری از این روش‌ها و دقت آنها می‌توانند در بررسی‌های هیدرولوژی در منطقه و مناطق با شرایط همسان مورد بهره‌گیری قرار گیرند. البته از آنجا که این روش‌ها برای اولین بار است که در کشور ما بهره‌گیری می‌شوند لازم است که پژوهش‌های همانندی هم در دیگر مناطق به عمل آید.

بر پایه این نتایج در دوره بازگشت‌های بالاتر از ۱۰۰ سال اعمال ضریب‌های برای فرمول‌ها تاثیر زیادی در کاهش خطای برآورده روش‌ها ندارد. که علت آن را می‌توان به میزان روند نامنظم کم و زیاد شدن برآورده روش‌ها نسبت به میزان های دیده شده در ایستگاه‌های مختلف دانست، که در چنین مواردی تعیین ضریبی که خطا را به طور قابل ملاحظه‌ای کم کند امکان‌پذیر نمی‌باشد. نتایج این پژوهش G. AL-Mashidani, et al. (1978) و Ministry of power Government of India (2003) در زمینه بیشتر از واقعیت برآورده روش رگرسیونی چاوه هم سو می‌باشد. همچنین در زمینه برآورده کمتر از واقعیت روش استوکاستیک نتایج بدست آمده با نتایج پژوهش Johannes Devries (2006) در رودخانه‌های آمریکا همخوانی دارد. با توجه به نتایج بدست آمده هر دو روش مورد بررسی نتایج قبل قبولی را برای برآورده دبی بیشینه سالیانه در منطقه مورد بررسی ارائه کردند، به طوری که مقایسه نتایج آنها با میزان‌های دیده شده در سطح ۵ درصد تفاوت معنی‌داری را نشان ندادند. پس با توجه به این نتایج می‌توان گفت که این روش‌ها را به عنوان روش‌های قابل بهره‌گیری در منطقه می‌توان برای برآورده دبی بیشینه لحظه‌ای سالانه بکار گرفت. همچنین واسنجی انجام شده برای این روش‌ها در منطقه مورد بررسی و بکارگیری ضریب‌های بدست آمده می‌توانند در دوره بازگشت‌های کمتر از ۱۰۰ سال خطای برآورده را در حد بسیار زیادی کاهش دهد. از آنجا که توزیع آماری

منابع

- 1- AL-Mashidani G., Pande, G.A., Attah Mujda, M.F, 1978, A simple version of Gumbel's method for flood estimation, *Hydrological Sciences-Bulletin-des Sciences Hydrologiques*
- 2- Arabkhedri, M., 1990. Assessment of peak floods in North Elburz watersheds, M.Sc. thesis, University of Tehran.
- 3- Bedoostani, H., 2000. selecting the best frequency distribution for predicting maximum rainfall and discharge in eastern Azarbayejan province, M.Sc. thesis, faculty of Natural Resources, University of Tarbiat Modares.
- 4- Chow V.T., 1964. Handbook of applied Hydrology, Mc-Graw-Hill, New Yourk.

- 5- Chow V.T., D.R. Maidment, Mays,L.W., 1988. "Applied Hydrology", Mc Graw Hill, International editions, 572 P.
- 6- Gupta B.hagirath L., 1979. Water resource engineering and hydrology, Delhi: standard Publishers Distributors
- 7- Eslami, H. 2005. estimating, Peak flood using empirical methods in Lorestan province M.S.C thesis, faculty of Natural resources, University of Tehran.
- 8- http://www.powermin.nic.in/JSP_SERVLETS/internal.jsp?query=Gondhala&searchin=all, Gondhala HEP (144 MW) Financial Appraisal
- 9- Johannes D., 2006. Comparing Statistical Approaches to Estimating Floods, David Ford Consulting Engineers 2015 J St., Suite 200 Sacramento, CA 95814
- 10- Keshav P. Bhattacharya, 2005. Flood frequency analysis of Irish river flow data using variants of L-Moment, National Hydrology Seminar
- 11- Khosravi,M., 2009., Assessment accuracy of Chow's regression method and Stochastic method for estimating annual peak flood in central Alborz region, M.S.C thesis, faculty of Natural resources, University of Tehran.
- 12- Mahadavi, M, 2003. Applied hydrology, University of Tehran, fourth edition, Vol.2., University of Tehran press.
- 13- Mahadavi, M, 2003. Applied hydrology, , fourth edition, Vol. 1, University of Tehran press.
- 14- Marofi, 2003. Investigation of the probability distributions fitting to extreme values of flood, Geophysical Research Abstracts, Vol. 5
- 15- Patra K.C., 2001. Hydrology and Water Resource Engineering, Alpha science International Ltd, pages 410-430.
- 16- Riggs, H.C., 1989. Techniques of Water-Resources Investigations of the United States Geological Survey, Chapter A2, Frequency curves

Accuracy Assessment and Calibration of Chow's Regression and Stochastic Methods (Case Study: Central Elburz Region)

A. Salajegheh¹, M. Khosravi^{*2} and M. Mahdavi³

¹ Associate Professor, Faculty of Natural Resources, University of Tehran, Karaj, I.R. Iran

² M.Sc. Student, Faculty of Natural Resources, University of Tehran, Karaj, I.R. Iran

³ Professor, Faculty of Natural Resources, University of Tehran, Karaj, I.R. Iran

(Received: 18 January 2009, Accepted: 30 November 2009)

Abstract

Peak flow estimation is very important and challenging issue in hydrologic and socio- planning. Flood distribution methods are reliable methods for estimating hydrological events, but their application requires computer programs. Two well known equations for estimating annual peak flood are Chow's regression method and stochastic method. These methods are simplified distribution methods which have not already used in Iran. In this research assessment of accuracy of these methods on basis of comparing their estimation with the best fitted distributions results was considered. Then for optimization of these methods, we defined the best coefficients in 20, 25, 30, 35 and 40 years return period using the Solver tools. In this program a cell determines a target that would has the highest value, and the coefficients of methods were placed in the changeable cells. In this research the Mean Absolute Error (MAE) was the target cell and determination coefficients of the methods were calculated on basis of its reduction. The results showed that the methods don not have significant difference with the best fitted distribution and the determined coefficients have no affect in reduction of MAE in return periods higher than 100 year.

Keywords: Return period, Time series, Chow, Stochastic, Central Elburz region

*Corresponding author: Tel: +98 937 1741237 , Fax: +98 261 2249313 , E-mail: khosravim59@gmail.com