

اصلاح روابط شدت - مدت - فراوانی بارندگی در ایران

بیژن قهرمان و حمیدرضا آبخضر^۱

چکیده

داشتن شدت بارندگی در دوره‌های بازگشت مختلف برای بسیاری از مدل‌های هیدرولوژی الزامی است. روابط شدت - مدت - فراوانی بارندگی از زمان‌های قدیم در نقاط مختلفی از جهان بررسی شده است. در حال حاضر جدیدترین اطلاعات متحنی‌های شدت - مدت - تناوب بارندگی در ایران، مربوط به ۶۶ ایستگاه سازمان هواشناسی می‌باشد که در سال ۱۳۷۴ منتشر شده است. روابط جامع مقدار - مدت - تناوب بارندگی برای این اطلاعات به دست آمد.

نتایج بدست آمده تغییرات محسوسی را نسبت به تحقیقات پیشین در ایران نشان داد. این امر می‌تواند مربوط به تغییر پارامترهای توازع توزیع احتمال سری زمانی شدت‌های بارندگی به دلیل افزایش طول دوره آماری باشد. هم‌چنین روابطی برای برآورد مقدار عددی باران ساعتی ده ساله برای ایران از روی پارامترهایی چون میانگین باران سالانه و میانگین حد اکثر بارش روزانه ارائه شد. چنین رابطه‌ای برای کل ایستگاه‌ها و هم‌چنین برای تقسیم‌بندی‌های مختلفی از ایستگاه‌ها (بر اساس مقدار باران سالانه، بر اساس تقسیم‌بندی ظاهری اقلیمی) به دست آمد. اعتبار کلیه روابط بر اساس ۸ ایستگاه مستقل که توزیع مکانی مناسبی در کشور داشتند، بررسی و نشان داده شد که در صورت انتخاب محدوده مناسبی برای ایستگاه، دقت روابط قابل قبول خواهد بود. هم‌چنین نشان داده شد که روابط قبلی برای برآورد باران ساعتی ده ساله در ایران دیگر کارایی ندارد.

واژه‌های کلیدی: شدت - مدت - فراوانی (*IDF*), باران ساعتی ده ساله، ایران

به دست آورد. برای مناطق فاقد آمار از چنین روشی نمی‌توان استفاده کرد. در صورتی که تعدادی باران سنج ثبات در منطقه وجود داشته باشد، می‌توان با روش‌های متداول میانیابی، اطلاعات مورد نیاز را برای سایر نقاط فاقد باران سنج ثبات استخراج کرد. ولی عموماً این مقادیر توانم با خطأ و ناظمینانی خواهد بود (۱۹ و ۱۵).

مقدمه

داشتن شدت بارندگی در احتمالات وقوع یا دوره‌های بازگشت مختلف برای بسیاری از مدل‌های هیدرولوژی و روش‌هایی که به خصوصیاتی از کمیت و کیفیت آب نیاز دارند، الزامی است. در صورت وجود باران سنج ثبات چنین اطلاعاتی را می‌توان با تحلیل فراوانی سری شدت‌های بارندگی در تداوم مورد نظر

۱. به ترتیب استادیار و دانشجوی سابق کارشناسی ارشد آبیاری، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد

$$R_t^T = 229 t^{0.3} T^{0.18} \left(R_{1440}^2 \right)^{0.59} \quad [5]$$

فرمودند: (۱۶) معادله ۱ را در نظر گرفتند و رابطه IDF به شکل رابطه ۶ را برای شرایط سیسیلی و ساردنینا واقع در ایتالیا پیشنهاد نمودند:

$$R_t^T / R_{60}^T = A t^B \quad [6]$$

که در آن A و B اعداد ثابت محلی هستند. فرمودند: (۱۷) عملکرد رابطه ۶ را برای رابطه ۴ (۲۱) ارزیابی کرد و رابطه تجربی زیر را به دست آورد:

$$R_t^T / R_{60}^T = (t / 60)^s \quad [7]$$

که در آن s ضریبی است کهتابع محل مورد بررسی است. آیینه (۱۰) رابطه مقدار- تداوم بارندگی را برای کانادا به شکل رابطه ۶ به دست آورد. بنابراین برخلاف یافته های بل (۱۲) نشان داد که باران های ۲ ساعتی به دوره بازگشت و موقعیت مکانی ایستگاه بستگی دارد. نامبرده از مقدار باران سالانه (MAP) برای نشان دادن موقعیت مکانی ایستگاه های باران سنجی استفاده کرد. رابطه مقدار- دوره بازگشت بارندگی در کانادا از شکل کلی زیر تبعیت می کند (۱۰):

$$R_t^T / R_{60}^{10} = c \ln(MAP) + d \quad [8]$$

که c و d پارامترهایی هستند که به طور خطی به لگاریتم دوره بازگشت بستگی دارند. در ایران نخستین بررسی جامع روابط شدت- مدت- فرمودنی بارندگی توسط قهرمان و سپاسخواه (۵) برای ۳۴ ایستگاه باران سنجی وابسته به سازمان هواشناسی (۷) صورت پذیرفت. نامبردگان رابطه پیشنهادی بل (۱۲) (رابطه ۱) را پذیرفته و ضرایب ثابت آن را برای شرایط محلی اصلاح نمودند. نسبت های مقدار- تداوم و مقدار- تناوب بارندگی در ایران تشابه خوبی را با سایر نقاط جهان نشان داد. قهرمان (۴) بر اساس اطلاعات جدیدتری از ۱۲۶ ایستگاه باران سنجی (۸) روابط قهرمان و سپاسخواه (۵) را تجدید نظر کرد و تشابه بهتری با نتایج جهانی به دست آورد. قهرمان (۱۸) نشان داد که برخلاف نظریات بل (۱۲) نسبت های مقدار- دوره بازگشت در واقع تابعی از تداوم باران و نسبت های مقدار- تداوم تابعی

برای کاهش چنین ناطمنانی هایی، محققین معادلات تجربی شدت- مدت- فرمودنی (IDF) را پیشنهاد کردند. بل (۱۲) رابطه زیر را برای محدوده تناوب ۲ تا ۱۰۰ سال و تداوم ۵ تا ۱۲۰ دقیقه بر اساس اطلاعات آمریکا به دست آورد:

$$R_t^T = [0.21 \ln(T) + 0.52] \cdot [0.54 t^{0.25} - 0.5] \cdot R_{60}^{10} \quad [1]$$

که در آن R_t^T مقدار باران (میلی متر) در تناوب T (سال) و تداوم t (دقیقه) می باشد. نامبرده خطای استاندارد برآورده را بین ۵ تا ۷ درصد به دست آورد و استفاده از رابطه ۱ را برای سایر نقاط جهان از جمله استرالیا، آفریقای جنوبی، هاوائی، آسیا و پورتوریکو نیز توصیه نمود.

چن (۱۴) بر اساس اطلاعات میان یابی شده شیکاگو، رابطه زیر را پیشنهاد نمود و خطای برآورده ۸ درصدی را گزارش کرد:

$$R_t^T = \frac{a_1 R_{60}^{10} \log[10^{(2-x)} T^{(x-1)}]}{60(t+b_1)^c} \cdot t \quad [2]$$

که در آن x نسبت باران ۱۰۰ ساله به ۱۰ ساله و c_1, b_1, a_1 پارامترهای مکانی در تبیین رابطه شدت بارندگی (رابطه ۳) I: شدت بارندگی حسب میلی متر در ساعت) می باشند.

$$I = \frac{a_1}{(t+c_1)^{b_1}} \quad [3]$$

کوتیاری و گارد (۲۱) استفاده از رابطه ۲ را برای شرایط هندوستان ارزیابی نمود و خطای ۵٪ را به دست آورد. از این رو رابطه زیر را پیشنهاد نموده اند:

$$R_t^T = C \frac{T^{0.2}}{t^{0.71}} \left(R_{1440}^2 \right)^{0.33} \left(\frac{60}{t} \right) \quad [4]$$

که در آن C یک پارامتر مکانی و R_{1440}^2 باران ۲۴ ساعته ۲ ساله می باشد. نامبردگان با انتخاب مناسب C خطای برآورده ۱۸٪ درصد را برای هندوستان و حداقل خطای برآورده ۳۰٪ و ۲۵٪ را به ترتیب برای سری لانکا و آمریکا به دست آورده اند. رابطه ۴ خطای برآورده ۲۰٪ درصدی را برای توسکانی ایتالیا در برداشت و تغییر رابطه ۴ به ۵ نیز از خطای برآورده ۲۰٪ درصدی نکاست (۲۲):

شده است. در این گزارش اطلاعات ۶۶ ایستگاه مجهز به بارانسنج ثبات مختوم به سال ۱۹۹۳ تجزیه و تحلیل شده است و منحنی های IDF بر اساس تابع توزیع احتمال گامای دو پارامتری گزارش شده است. بررسی تابع توزیع احتمال گاما موضوع این مقاله نیست. بنابراین در ادامه مقاله به آن پرداخته نخواهد شد. با این وجود اصول نظری این تابع توزیع را می توان در بوسی و اشکر (۱۳) یافت. در جدول ۱ مشخصات جغرافیایی این ایستگاهها ارائه شده است. مقادیر حداکثر بارندگی ۲۴ ساعته، باران سالانه و تعداد روزهای بارانی در سال های مختلف متاخر با ایستگاه های فوق از سالنامه های آماری سازمان هواشناسی کشور استخراج گردید.

از لحاظ نظری یک منحنی IDF از بین نهایت نقطه متاخر با دوره های مختلف بازگشت و مدت های مختلف تداوم بارش تشکیل شده است. با این وجود در کارهای مهندسی با مقادیر مشخصی از این دو متغیر مستقل سروکار داریم. تهیه دسته منحنی های IDF در یک محل، نیاز به آمار طولانی مدتی از رگبارهای ثبت شده در آن محل دارد. به همین دلیل تلاش های فراوانی برای بازسازی چنین دسته منحنی هایی در مناطقی که وجود ندارد به عمل می آید. برای این منظور غالباً یک نقطه کلیدی از IDF انتخاب می شود و سپس اولاً این نقطه کلیدی توسط متغیرهای مستقلی که با سهولت بیشتری قابل تهیه باشد برآورد شده، ثانیاً نسبت هایی بین سایر نقاط IDF با این نقطه کلیدی پیدا می کنند و ثالثاً مجموعه IDF را شبیه سازی می نمایند. بررسی های مرسوم در جهان، R_{60}^{10} را به عنوان نقطه کلیدی معروفی کرده است (۱۰ و ۱۲). بنابراین در این بررسی نیز به همین صورت عمل می شود. با این وجود ممکن است بتوان پایه های نظری برای این انتخاب در نظر گرفت. نظر به تمایز باران های کوتاه مدت و بلند مدت (۲ ساعت؛ بل (۱۲))، انتخاب یک ساعت به عنوان نمادی برای باران های کوتاه مدت جذاب به نظر می آید. از طرف دیگر غالباً به دلیل طول دوره آماری محدود، احتمالاً ۱۰ سال بیشترین

از دوره بازگشت هستند. بنابراین نمی توان R_t^{10}/R_{60}^{10} را به صورت حاصل ضرب R_{60}^T/R_t^T و R_t^{10}/R_t^T در نظر گرفت.

نامبرده رابطه کلی زیر را برای روابط IDF ایران پیشنهاد کرد:

$$R_t^T/R_{60}^{10} = \alpha t^\beta T^\gamma \quad [9]$$

علاوه بر روابط مقدار - تداوم - تناوب، دانستن مقدار عددی باران ساعتی ۱۰ ساله نیز مورد نیاز است. قهرمان و سپاسخواه (۶) بر اساس اطلاعات قدیمی (۷) رابطه ای به شکل زیر برای کل کشور ایران ارائه نمودند:

$$R_{60}^{10} = e^{0.8153} (R_{1440}^2)^{1.1374} (\text{MAP})^{-0.3072} \quad [10]$$

که در آن R_{1440}^2 میانگین حداکثر بارش روزانه می باشد. علیزاده (۳) داده های باران نگاری ایستگاه هواشناسی دانشکده کشاورزی دانشگاه فردوسی مشهد را به منظور بررسی روابط شدت - مدت - تناوب بارندگی ها در دوره آماری ۱۳۵۴-۱۳۷۱ مورد بررسی قرار داد. نامبرده تفاوت $+14$ درصدی را با رابطه ۱۰ گزارش نمود و عنوان کرد که این اختلاف ممکن است به دلیل تفاوت در طول دوره آماری در این دو بررسی (۳ و ۶) باشد. وزیری (۹) بر اساس اطلاعات تا سال ۱۳۷۰، ایران را به نواحی هفت گانه تقسیم بندی کرد و برای هر ناحیه رابطه ای به شکل رابطه ۱۱ ارائه نمود:

$$R_{60}^{10} = (\alpha - \beta \ln(R_{1440}^2)) R_{1440}^2 \quad [11]$$

در حال حاضر جدیدترین اطلاعات منحنی های شدت - مدت - تناوب بارندگی مربوط به ۶۶ ایستگاه سازمان هواشناسی است که در سال ۱۳۷۴ منتشر شده (۲) و اطلاعات رگبارها را تا سال ۱۹۹۳ تجزیه و تحلیل کرده است. هدف از این بررسی به دست آوردن (الف): روابط جامع مقدار - مدت - تناوب بارندگی و (ب): مقدار عددی باران ساعتی ۱۰ ساله بر اساس جدیدترین اطلاعات برای کشور ایران می باشد.

مواد و روش ها

به منظور تخمین روابط شدت - مدت - تناوب بارندگی در ایران و برآورده مقدار عددی باران ساعتی ۱۰ ساله از منحنی های IDF گزارش شده توسط سازمان هواشناسی کشور (۲) استفاده

جدول ۱. مشخصات جغرافیایی ایستگاه‌ها

ردیف	نام ایستگاه	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	ارتفاع از سطح دریا (متر)	ردیف	نام ایستگاه	عرض جغرافیایی	طول جغرافیایی	ارتفاع از سطح دریا (متر)
۱	آبادان	۳۰°۲۲'	۵۲°۴۳'	۱۵۹۶	۱	آبادان	۴۸°۱۵'	۲۹°۴۷'	زرقان
۲	آباده	۳۱°۱۱'	۴۸°۲۷'	۱۶۲۰	۲	آباده	۵۲°۴۰'	۳۶°۴۱'	زنگان
۳	آعلی	۳۵°۴۵'	۵۷°۴۲'	۹۷۷/۶	۳	آعلی	۵۱°۵۳'	۳۶°۱۲'	سبزوار
۴	اراک	۳۴°۶'	۵۲°۲۶'	۱۶۲۰	۴	اراک	۴۹°۴۶'	۳۰°۱۳'	سد درود زن
۵	اردبیل	۳۸°۱۵'	۴۶°۱۶'	۱۵۲۲/۸	۵	اردبیل	۴۸°۱۷'	۳۶°۱۵'	سقز
۶	ارومیه	۳۷°۳۲'	۵۲°۳۳'	۱۱۷۱	۶	ارومیه	۴۵°۵'	۳۵°۳۳'	سمنان
۷	اصفهان	۳۲°۳۷'	۴۷°۰۰'	۱۳۷۳/۴	۷	اصفهان	۵۱°۴۰'	۳۵°۲۰'	سنندج
۸	اهواز	۳۱°۲۰'	۵۵°۴۱'	۱۷۳۹/۴	۸	اهواز	۴۸°۴۰'	۲۹°۲۸'	سیرجان
۹	ایرانشهر	۲۷°۱۲'	۵۵°۲'	۱۳۴۵/۳	۹	ایرانشهر	۶۰°۴۲'	۳۶°۲۵'	شاہرود
۱۰	ایلام	۳۳°۳۸'	۵۱°۰۲'	۱۶۰۰/۷	۱۰	ایلام	۴۶°۲۵'	۳۲°۴۰'	شرق اصفهان
۱۱	بابلسر	۳۶°۴۳'	۵۰°۰۱'	۱۹۹۰/۸	۱۱	بابلسر	۵۲°۳۹'	۳۲°۲۰'	شهر کرد
۱۲	پیجنورد	۳۷°۲۸'	۵۲°۳۶'	۱۴۹۱	۱۲	پیجنورد	۵۷°۲۰'	۲۹°۳۳'	شیزار
۱۳	هم	۲۹°۶'	۳۶°۵۵'	۷۱۱	۱۳	هم	۵۸°۲۱'	۳۳°۳۶'	طبع
۱۴	بندر انزلی	۳۷°۲۸'	۵۳°۴۲'	۱۲۸۸/۳	۱۴	بندر انزلی	۴۹°۲۸'	۲۸°۵۴'	فسا
۱۵	بندر عباس	۲۷°۱۳'	۵۲°۰۳'	۱۴۷	۱۵	بندر عباس	۵۶°۲۲'	۳۶°۲۷'	قارا خیل قائم شهر
۱۶	بندر لنگه	۲۶°۳۵'	۵۰°۰۰'	۱۲۷۸/۳	۱۶	بندر لنگه	۵۴°۵۰'	۳۶°۱۵'	قرمین
۱۷	بوشهر	۲۸°۰۹'	۵۱°۲۷'	۹۸۲/۳	۱۷	بوشهر	۵۰°۵۰'	۳۳°۰۹'	کاشان
۱۸	بیرجند	۳۲°۰۵'	۵۱°۰۱'	۱۵۴۵	۱۸	بیرجند	۵۹°۱۲'	۳۲°۳۱'	کبوتر آباد
۱۹	تبزیز	۳۸°۸'	-	-	۱۹	تبزیز	۴۶°۱۷'	-۲۶/۲	کاخ سعد آباد
۲۰	تربت حیدریه	۳۵°۱۶'	۵۰°۰۸'	۱۳۱۲/۵	۲۰	تربت حیدریه	۵۹°۱۳'	۳۵°۰۶'	کرج
۲۱	تهران (مهرآباد)	۳۵°۴۲'	۵۶°۰۸'	۱۷۵۳/۸	۲۱	تهران (مهرآباد)	۵۱°۲۱'	۳۰°۱۵'	کرمان
۲۲	جاسک	۲۵°۳۸'	۴۷°۰۷'	۱۳۲۲	۲۲	جاسک	۵۷°۴۶'	۲۲°۱۹'	کرمانشاه
۲۳	جزیره ابوموسی	۲۵°۰۵'	۵۴°۱۶'	۱۳۲/۳	۲۳	جزیره ابوموسی	۵۴°۵۰'	۳۶°۰۱'	گرگان
۲۴	جزیره کیش	۲۶°۳۰'	۵۹°۰۸'	۱۱۷۶	۲۴	جزیره کیش	۵۲°۵۹'	۳۶°۲۹'	گلمکان
۲۵	چاه بهار	۲۵°۱۷'	۴۶°۱۶'	۱۴۷۷/۷	۲۵	چاه بهار	۶۰°۳۷'	۳۷°۰۲'	مراغه
۲۶	خرم آباد	۳۳°۲۹'	۵۹°۳۸'	۹۹۰	۲۶	خرم آباد	۴۸°۲۲'	۳۶°۱۶'	مشهد
۲۷	خوی	۳۸°۳۳'	۴۵°۴۲'	۱۳۸۵	۲۷	خوی	۴۴°۵۸'	۳۶°۴۶'	مهاباد
۲۸	دزفول	۳۲°۲۴'	۵۷°۶'	۲۷	۲۸	دزفول	۴۸°۲۳'	۲۷°۰۷'	میناب
۲۹	دوشان تپه	۳۰°۲۰'	۵۱°۳۰'	-۲۰/۹	۲۹	دوشان تپه	۵۱°۲۱'	۳۶°۳۹'	نوشهر
۳۰	دوگنبدان	۳۰°۲۰'	-	-	۳۰	دوگنبدان	۵۰°۵۰'	-	همدان
۳۱	رامسر	۳۶°۵۴'	۴۸°۳۲'	۱۷۴۹	۳۱	رامسر	۵۰°۴۰'	۳۴°۵۱'	همدان فرودگاه
۳۲	رشت	۳۷°۱۵'	۴۸°۴۱'	۱۶۷۹/۷	۳۲	رشت	۴۹°۳۶'	۳۵°۱۲'	همدان نوژه
۳۳	زابل	۳۱°۱۳'	۵۴°۲۴'	۱۲۳۰/۲	۳۳	زابل	۶۱°۲۹'	۳۱°۰۴'	یزد

نتایج و بحث

نسبت‌های مقدار - مدت باران در دوره‌های مختلف بازگشت (DDR) در هر مدت تداوم، نسبت‌های مقدار باران با مدت‌های مختلف بارش به مقدار بارش ساعتی در دوره‌های مختلف بازگشت (۲ الی ۱۰۰ سال) تغییرات چشم‌گیری ندارد. جدول ۳ مقایسه‌ای بین این نسبت‌ها با دو مطالعه قبلی در ایران و در جدول ۴ مقایسه‌ای در تداوم‌های ۱۵، ۳۰ و ۱۲۰ دقیقه با سایر نقاط جهان به عمل آمده است. میانگین نسبت‌های مقدار - مدت باران در بررسی اخیر نسبت به بررسی‌های قبلی در ایران در مدت‌های بارش کمتر از ۶۰ دقیقه کاهش و در مدت‌های بارش پیشتر از ۶۰ دقیقه افزایش یافته است. چنین تغییری باعث شده است که تفاوت با مقادیر جهانی افزایش یابد. ولی از طرف دیگر ضریب تغییرات در بررسی اخیر نسبت به سایر بررسی‌های قبلی کاهش محسوسی را نشان می‌دهد.

بر اساس رابطه عمومی (۶) ضرایب ثابت A و B در محدوده‌های مختلفی از تداوم بارش ارزیابی شد. جدول ۵ نتایج به دست آمده را نشان می‌دهد. گرچه این معادله فاقد ترم ثابت بخش DDR رابطه بل (۱۲) است، ولی اضافه کردن چنین ترم ثابتی، ضریب تعیین را در محدوده‌های مختلفی از مدت بارش کمتر از ۱٪ بهبود بخشدید. از طرف دیگر نحوه تطابق رابطه ۷ بر روی اطلاعات ایران مورد بررسی قرار گرفت. روابط رگرسیونی نشان داد که حاصل^(۵) (برای این معادله برای چهار محدوده تداوم مختلف بارش (جدول ۵ را ببینید) به ترتیب ۰/۹۷، ۰/۹۵ و ۰/۹۱ می‌باشد. بنابراین با دقت قابل قبولی می‌توان از آن صرف‌نظر کرد. در این صورت نمای B در رابطه ۶ با نمای s در رابطه ۷ مساوی خواهد بود. آلیلا (۱۰) نمای s را برای اطلاعات کانادا (t_{min}<=۶۰ min، ۰/۳۹۳، به دست آورده و تفاوت آن را با مقادیر محاسبه شده در سایر نقاط دنیا (۰/۳۸۶ برای سیسیلی ایتالیا، ۰/۳۴۵ برای سارдинی ایتالیا، ۰/۴۵۱ برای آمریکا و ۰/۲۹۰ برای هندوستان) ناشی از تفاوت‌های اقلیمی و یا تغییراتی در نمونه‌برداری مکانی و زمانی دانست. با این حال

دوره بازگشتی باشد که برآورد آن با خطای استاندارد بالای توام نباشد. بنابراین بل (۱۲) نشان داد که استفاده از R_{60}^2 به جای R_{10}^{10} منجر به خطای استاندارد بیشتری شده است. به منظور محاسبه نسبت‌های مقدار - مدت باران در دوره‌های بازگشت ۲ الی ۱۰۰ سال (DDR)، برای دوره‌های مختلف بازگشت، میانگین نسبت مقدار باران در هر تداوم به مقدار باران یک ساعته ملاک عمل قرار گرفت (۴، ۵، ۱۲). از طرف دیگر نسبت‌های مقدار باران در دوره‌های بازگشت ۲ تا ۱۰۰ سال به دوره بازگشت پایه ۱۰ سال در مدت‌های مختلف بارش (از ۱۰ دقیقه تا ۹ ساعت) (DFR) محاسبه گردید.

غالباً می‌توان R_{60}^{10} را از سایر پارامترهایی که با سهولت بیشتری به دست می‌آیند (مثلًا MAP، R_{1440}^2) توسط معادلات رگرسیونی محاسبه کرد (۶). چنین روابطی را ممکن است بتوان برای کل کشور یا برای هر ناحیه به طور جداگانه تهیه کرد. گرچه روش‌های بسیاری برای ناحیه‌بندی و تعیین نواحی همگن از نقطه نظر هیدرولوژی در منابع موجود است، ولی ما هیچ روش علمی را برای این منظور برای رگبارها پیدا نکردیم. روش‌های موجود یا بر اساس تفاوت‌های ظاهری اقلیمی (۹) است. به نظر (۱۰) و یا بر اساس تفاوت‌های ظاهری اقلیمی (۹) است. به نظر می‌رسد هر دو معیار از این نقطه نظر که هم باران سالانه و هم اقلیم به احتمال زیاد می‌تواند ویژگی‌هایی از باران‌های کوتاه مدت را کنترل کند، استوار می‌باشد.

به منظور بررسی اعتبار روابط رگرسیونی لازم است که از اطلاعات مستقلی استفاده شود که در به دست آوردن این روابط رگرسیونی وارد نشده بودند. برای این منظور از اطلاعات ۸ ایستگاه باران‌سنج ثبات وابسته به وزارت نیرو (قرارداد منعقده بین دفتر استاندارد صنعت آب کشور و مهندسین مشاور آب پوی) که توزیع مکانی مناسبی در کل کشور داشتند و از آمار مناسب‌تری نیز برخوردار بودند، استفاده شد. در جدول ۲ مشخصات این ایستگاه‌ها به همراه اطلاعات مورد نیاز ارائه شده است.

جدول ۲. مشخصات ایستگاه‌های به کار رفته در بررسی اعتبار مدل‌های برآورد باران ساعتی ده ساله

نام	طول	عرض	ارتفاع	متوسط باران	متوسط حداکثر باران	باران ساعتی	تعداد سال‌های	آماری
	جغرافیایی	جغرافیایی	(متر)	سالانه (میلی متر)	روزانه (میلی متر)	ده‌ساله (میلی متر)		
باغملک	۴۹°۵۲'	۳۱°۳۳'	۶۷۵	۷۲۳/۳	۷۷/۵۴	۲۴/۹۶	۲۶	
رشت	۴۹°۳۶'	۳۷°۱۵'	۳	۱۳۲۵/۹	۱۰۰/۱۷	۳۴/۸	۲۱	
زاینده رود	۵۰°۴۴'	۳۲°۲۴'	۲۱۶۰	۲۲۷/۳	۳۳/۲۰	۱۶/۶۳	۲۸	
سپید دشت	۴۸°۵۳'	۳۳°۱۳'	۹۷۰	۹۰۱/۶	۶۵/۹۸	۱۸/۵۳	۱۹	
سرخس	۶۱°۱۰'	۳۶°۲۲'	۲۷۵	۲۳۷/۲	۲۷/۳۴	۱۱/۷۵	۲۴	
کمپ ارومیه	۴۵°۰۲'	۳۷°۲۲'	۱۳۸۱	۴۳۹/۹	۳۸/۸۷	۱۵/۱۱	۱۳	
گناباد	۵۸°۴۰'	۳۴°۲۰'	۱۱۱۵	۲۳۹/۶	۲۴/۶۵	۱۱/۰۰	۲۴	
ورمهنگ کامیاران	۴۵°۵۳'	۳۴°۴۸'	۱۴۲۰	۶۵۴/۶	۵۵/۹۸	۱۸/۹۲	۱۸	

جدول ۳. مقایسه نسبت مقدار بارش به مقدار باران یک ساعتی با تحقیقات قبلی در ایران

تداوم بارش	بررسی حاضر	قهرمان (۴)	قهرمان (۵)	فهرمان و سپاسخواه (۵)
(دقیقه)	میانگین ضریب تغییرات	میانگین ضریب تغییرات درصد تفاوت	میانگین ضریب تغییرات درصد تفاوت	فهرمان (۴)
۱۵	۰/۴۹*	۰/۰۷*	۰/۶۲	۰/۶۹
۳۰	۰/۷۰	۰/۰۳	۰/۷۹	۰/۸۵
۴۵	۰/۸۵**	۰/۰۱۳**	۰/۹۰	۰/۹۳
۱۲۰	۱/۳۲	۰/۰۳۶	۱/۲۶	۱/۲۱
۱۸۰	۱/۵۵	۰/۰۴۳	۱/۴۶	۱/۳۵
۲۴۰	۱/۷۴	۰/۰۴۷	۱/۶۴	۱/۵۱
۳۰۰	۱/۹۱	۰/۰۴۱	۱/۸۰	۱/۵۷
۳۶۰	۲/۰۴	۰/۰۳۹	۱/۹۵	۱/۷۴
۴۲۰	۲/۲۸	۰/۰۳	۲/۲۴	۲/۰۱
۴۰	۰/۰۷	۰/۰۷	۰/۰۷	۰/۳
۲۰	۰/۷۰	۰/۰۳	۰/۷۹	۰/۲۱
۱۰	۰/۸۵	۰/۰۱۳	۰/۹۰	۰/۰۹
۱۴	۰/۲۱	۰/۱۲	۰/۱۲	۰/۲۱
۲۱	۰/۷۰	۰/۰۳	۰/۷۹	۰/۸۵
۲۴	۰/۰۹	۰/۰۸	۰/۰۸	۰/۹۳
۳۰	۰/۷۰	۰/۰۳	۰/۷۹	۰/۲۱
۴۰	۰/۸۵**	۰/۰۱۳**	۰/۹۰	۰/۹۳
۱۲۰	۱/۳۲	۰/۰۳۶	۱/۲۶	-۴/۵
۱۸۰	۱/۵۵	۰/۰۴۳	۱/۴۶	-۵/۹
۲۴۰	۱/۷۴	۰/۰۴۷	۱/۶۴	-۵/۷
۳۰۰	۱/۹۱	۰/۰۴۱	۱/۸۰	-۵/۸
۳۶۰	۲/۰۴	۰/۰۳۹	۱/۹۵	-۴/۴
۴۲۰	۲/۲۸	۰/۰۳	۲/۲۴	-۱/۸
۴۰	۰/۰۳	۰/۰۷	۰/۰۷	۰/۲۵
۲۰	۰/۷۰	۰/۰۳	۰/۷۹	۰/۲۵
۱۰	۰/۸۵	۰/۰۱۳	۰/۹۰	۰/۰۹

*: میانیابی شده از مقادیر نظیر در تداوم‌های ۱۰ و ۲۰ دقیقه‌ای

**: میانیابی شده از مقادیر نظیر در تداوم‌های ۴۰ و ۵۰ دقیقه‌ای

بررسی قبلی در ایران برای محدوده تداوم بیشتر از ۲ ساعت کاهش و برای محدوده تداوم کمتر از ۲ ساعت افزایش یافته است (جدول ۷).

نسبت‌های DFR علاوه بر این‌که تابعی از دوره بازگشت هستند، تغییر سیستماتیکی نیز با مدت تداوم بارش از خود نشان دادند. این تغییرات برای دوره‌های بازگشت کمتر از ۱۰ سال صعودی و برای دوره‌های بازگشت بیشتر از ۱۰ سال نزولی است (شکل ۱). با این وجود برای دو محدوده متمایز تداوم باران می‌توان مقدار ثابتی برای آن در نظر گرفت (شکل ۱).

نتایج وی در سطح ۵ درصد اطمینان با نتایج مربوط به ایتالیا و آمریکا تفاوت معنی‌داری نداشت. بر اساس جدول ۵ اطلاعات ایران به نتایج مربوط به آمریکا نزدیکی بیشتری دارد.

نسبت‌های مقدار - دوره بازگشت باران (DFR)

در جدول ۶ نسبت‌های مقدار باران در دوره‌های بازگشت ۲ تا ۱۰۰ سال به دوره بازگشت پایه ۱۰ سال در محدوده تداوم تا ۲ ساعت با سایر مطالعات انجام شده مقایسه شده است. جدول فوق موید تشابه نسبی در نواحی با شرایط آب و هوایی مختلف می‌باشد. با این وجود ضریب تغییرات برآوردها نسبت به

جدول ۴. مقایسه نسبت‌های $\frac{R_t^T}{R_{60}^T}$ به دست آمده برای ایران با سایر نقاط دنیا

تمام بارش (دقیقه)												نام کشور	
۱۲۰			۳۰			۱۵							
c	b	a	c	b	a	c	b	a					
-	۰/۰۳۶	۱/۳۲	-	۰/۰۳	۰/۷	-	۰/۰۷	۰/۴۹				ایران - بررسی حاضر	
۴/۵	۰/۱۳	۱/۲۶	۱۲/۸	۰/۱۲	۰/۷۹	۲۶/۵	۰/۲	۰/۶۲				ایران (۴)	
۸/۳	۰/۱۴	۱/۲۱	۲۱/۴	۰/۲۱	۰/۸۵	۴۰/۸	۰/۳۰	۰/۶۹				ایران (۵)	
۵/۳	۰/۰۶۴	۱/۲۵	۱۲/۸	۰/۰۵۱	۰/۷۹	۱۶/۳	۰/۰۷	۰/۵۷				آمریکا (۱۲)	
۶/۱	۰/۰۴۸	۱/۲۴	۱۱/۴	۰/۰۳۸	۰/۷۸	۱۶/۳	۰/۰۷	۰/۵۷				استرالیا (۱۲)	
۱/۵	۰/۰۷۷	۱/۳۰	۱۲/۸	۰/۱۰۱	۰/۷۹	۱۲/۲	۰/۱۰۹	۰/۵۵				شوری (۲۰)	
۹/۱	۰/۱۴۲	۱/۲۰	۱۱/۴	۰/۰۹	۰/۷۸	۱۴/۳	۰/۰۷۱	۰/۵۶				عربستان سعودی (۲۰)	
*	N.A.*	۱/۳۲	۱۰/۰	N.A.*	۰/۷۷	۲۰/۴	N.A.***	۰/۵۹				سیسیلی ایتالیا (۱۶)	
۳/۰	N.A.*	۱/۲۸	۱۴/۳	N.A.*	۰/۸۰	۲۸/۶	N.A.***	۰/۶۳				ساردنیا ایتالیا (۱۶)	
۷/۶	N.A.*	۱/۲۲	۱۷/۱	N.A.*	۰/۸۲	۳۶/۷	N.A.***	۰/۶۷				هندوستان (۱۶)	
۱۸/۲	N.A.*	۱/۰۸**	۱۴/۳	N.A.*	۰/۸۰	۲۰/۴	N.A.***	۰/۵۹				کانادا (۱۰)	
۱۰/۶	N.A.*	۱/۱۸***											

*: کمتر یا مساوی ۱۲۰۰ میلی‌متر

**: بیشتر از ۱۲۰۰ میلی‌متر

***: گزارش نشده است.

b: ضریب تغییرات

c: درصد تفاوت

جدول ۵. ضرایب ثابت رابطه (۶) برای نسبت‌های DDR ایران

خطای استاندارد	ضریب تعیین	B	A	محدوده مدت تداوم باران t (ساعت)
۰/۰۴۱۹	۰/۹۸۲	۰/۴۹۵۲	۰/۱۲۹۹	$t \leq 1$
۰/۰۴۰۸	۰/۹۸۸	۰/۴۷۷۸	۰/۱۳۷۲	$t \leq 2$
۰/۰۴۵۶	۰/۹۹۲	۰/۴۳۶۱	۰/۱۵۸۹	$t \leq 4$
۰/۰۳۵۷	۰/۹۵۴	۰/۳۹۳۷	۰/۲۰۰۹	$2 < t \leq 9$

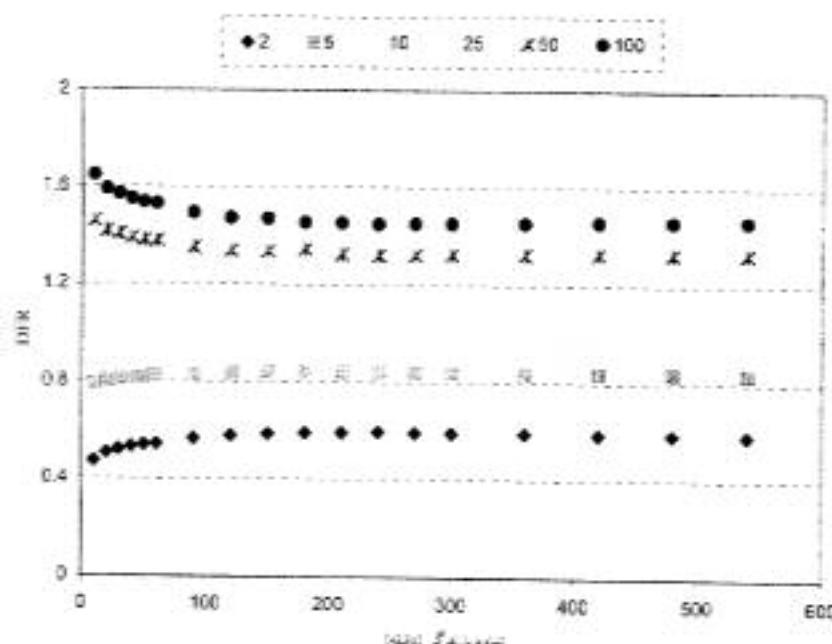
جدول ۶. مقایسه DFR برای میانگین دوام تا ۲ ساعت با سایر مطالعات انجام شده

مرجع					
دوره بازگشت (سال)					
۱۰۰	۵۰	۲۵	۵	۲	
۱/۰۴۷۹	۱/۳۸۹۶	۱/۱۷۲۳	۰/۸۱۶۴	۰/۵۲۳۴	بررسی حاضر
۱/۵۹۰۳	۱/۴۱۲۸	۱/۲۳۸۳	۰/۸۱۳۲	۰/۵۳۰۷	قهرمان (۴)
۱/۶۳۱	۱/۴۲۴	۱/۲۴۴	۰/۸۰۵	۰/۵۲۵	قهرمان و سپاسخواه (۵)
۱/۴۶۰	۱/۳۱۰	۱/۱۷۰	۰/۸۵۰	۰/۶۳۰	آمریکا (۱۲)
۱/۵۰۰	۱/۳۳۰	۱/۱۸	۰/۸۵۰	۰/۶۵۰	استرالیا (۱۱)
۱/۳۸۱	۱/۳۳۸	۱/۱۹۴	۰/۸۴۶	۰/۶۱۴	نیوزیلند (۲۳)

جدول ۷. مقایسه ضرایب تغییرات DFR در ایران با مطالعه قبلی در محدوده‌های مختلف تداوم باران

دوره بازگشت (سال)						Mحدوده				
۱۰۰	۵۰	۲۵	۵	۲	تداوم بارش (ساعت)					
مطالعه حاضر قهرمان (۴)	(ساعت)									
۰/۰۱۰۰	۰/۰۳۵۶	۰/۰۰۸۰	۰/۰۲۷۴	۰/۰۰۶۰	۰/۰۱۳۷	۰/۰۰۷۰	۰/۰۱۹۴	۰/۰۲۷۰	۰/۰۶۲۰	≤۲
۰/۰۱۱	۰/۰۰۴۶	۰/۰۰۸۰	۰/۰۰۵۴	۰/۰۰۸۰	۰/۰۰۲۳	۰/۰۰۶۰	۰/۰۰۱۷	۰/۰۲۰۰	۰/۰۰۵۵	>۲

دوره بازگشت (سال)



شکل ۱. تغییرات سیستماتیک نسبت‌های DFR با مدت تداوم

جدول ۸. مقایسه ضرایب ثابت معادله ۱۲ با تحقیقات قبلی در ایران

محدوده تداوم باران (ساعت)							پارامتر
> ۲			≤ ۲				
قهرمان و سپاسخواه (۵): ۱۳۸۲: بررسی حاضر: ۱۳۷۵	قهرمان (۴): ۱۳۶۹	بررسی حاضر: ۱۳۷۵	قهرمان و سپاسخواه (۵): ۱۳۶۹	قهرمان (۴): ۱۳۷۵	بررسی حاضر: ۱۳۸۲: بررسی حاضر: ۱۳۷۵	قهرمان و سپاسخواه (۵): ۱۳۶۹	ضریب تعیین
۰/۰۵۶۵	۰/۴۹۹۸	۰/۴۹۹۸	۰/۰۵۶۵	۰/۴۶۰۸	۰/۴۴۱۱	۰/۴۰۵۵	α_1
۰/۱۹۴۸	۰/۲۲۲۴	۰/۲۲۹۳	۰/۱۹۴۸	۰/۲۳۴۹	۰/۲۴۹۵	۰/۲۶۳۶	α_2
۰/۸	۰/۰۵	۰/۷۵	۰/۸	۰/۶۲	۰/۵۷	۰/۴۴	α_3
۰/۹۹۷۴	-	-	۰/۹۹۷۴	-	-	-	خطای استاندارد
۰/۰۱۸۲	-	-	۰/۰۱۸۲	۰/۰۲۲۲	-	-	

جدول ۹. رابطه ریاضی برآورد بارندگی ساعتی ده ساله برای محدوده‌های مختلفی از میانگین بارندگی سالانه

شماره گروه	حدود بارندگی سالانه (میلی متر)	رابطه پیشنهادی	شاخص‌های آماری	P	Adj R ²
۱	MAP<۱۰۰	رابطه‌ای قابل برآذش نیست	-		-
۲	۱۰۰<MAP<۲۰۰	$P_{60}^{10} = e^{-6.84} \cdot MAP^{1.33} \cdot (R_{1440}^2)^{0.854}$		۰/۰۰۹۹	۰/۴۳۳
۳	MAP<۲۰۰	$P_{60}^{10} = e^{-0.924} (R_{1440}^2)^{1.07}$		۰/۰۰۱۱	۰/۴۲۲
۴	۲۰۰<MAP<۳۰۰	$P_{60}^{10} = e^{-0.0963} (R_{1440}^2)^{0.864}$		۰/۰۰۷۲	۰/۳۹۵
۵	۳۰۰<MAP<۵۰۰	رابطه‌ای قابل برآذش نیست		-	-
۶	۵۰۰<MAP<۷۰۰	رابطه‌ای قابل برآذش نیست		-	-
۷	۳۰۰<MAP<۷۰۰	$P_{60}^{10} = 1.66 + 0.0201 MAP + 0.157 (R_{1440}^2)$		۰/۰۱۱۶	۰/۲۹۶
۸	۷۰۰<MAP	$P_{60}^{10} = e^{2.78} \cdot MAP^{-0.617} \cdot (R_{1440}^2)^{1.09}$		۰/۰۰۲۹	۰/۹۹۶

جدول ۱۰. رابطه ریاضی برآورد بارندگی ساعتی ده ساله در مناطق مختلف جغرافیایی ایران (بر اساس شکل ۲)

شماره منطقه	نام منطقه	رابطه پیشنهادی	شاخص‌های آماری	P	Adj R ²
۱	شمال شرقی	رابطه‌ای قابل برآذش نیست	-		-
۲	شمال	$P_{60}^{10} = 9.99 + 0.212 (R_{1440}^2)$		<۰/۰۰۰۱	۰/۷۹۱
۳	شمال غربی	رابطه‌ای قابل برآذش نیست		-	-
۴	جنوب غربی	$P_{60}^{10} = e^{2.49} \cdot MAP^{-0.633} \cdot (R_{1440}^2)^{1.16}$		۰/۰۰۳	۰/۸۰۷
۵	غرب کویر	$P_{60}^{10} = e^{0.392} \cdot (R_{1440}^2)^{0.589}$		۰/۰۸۶۲	۰/۳۷۱
۶	کویر و جنوب	$P_{60}^{10} = e^{-0.993} \cdot (R_{1440}^2)^{1.06}$		<۰/۰۰۰۱	۰/۶۴۱

در جدول ۸ همچنین مقایسه‌ای بین ضرایب به دست آمده برای معادله ۱۲ در این بررسی با تحقیقات قبلی در ایران به عمل آمده است. این جدول مشخص می‌سازد که پارامترهای معادله ۱۲ به طور سیستماتیک در طی زمان تغییر کرده‌اند

جدول ۸ ضرایب ثابت معادله ای به فرم زیر (ترم RDF فرمول بل، ۱۲) را در دو محدوده کلی تداوم باران کمتر و بیشتر از ۲ ساعت نشان می‌دهد:

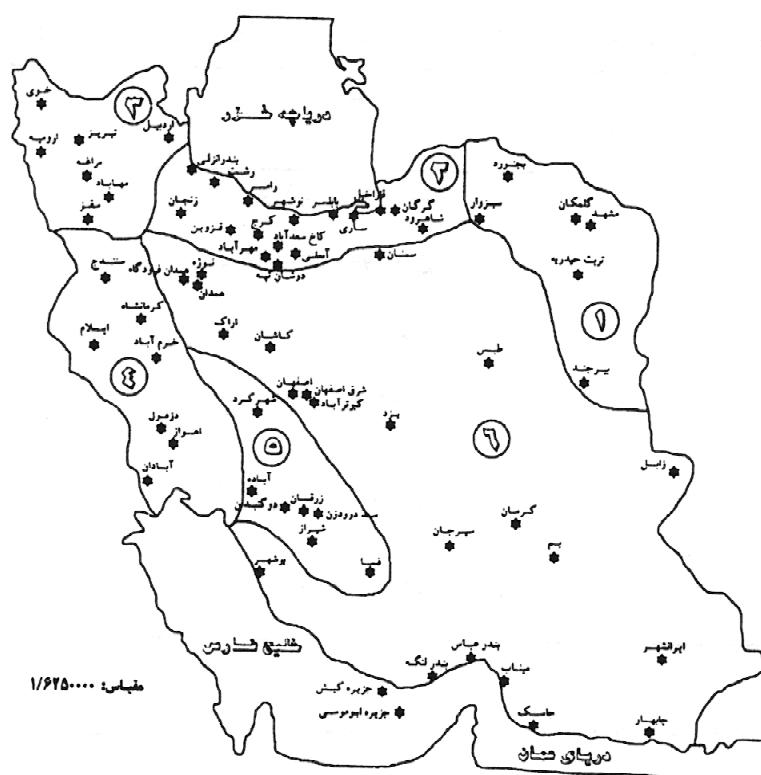
$$R_t^T / R_t^{10} = \alpha_1 + \alpha_2 \ln(T - \alpha_3) \quad [12]$$

جدول ۱۱. بررسی اعتبار روابط برآورده باران ساعتی ده ساله در ایران

درصد تفاوت برآورده باران ساعتی ده ساله توسط روش مشخص شده با مقدار گزارش شده					ایستگاه
رابطه ۱۰ (نقل از مرجع ۶)	تقسیم بندی بر مبنای خصوصیات ظاهری اقلیم	تقسیم بندی بر مبنای باران سالانه	رابطه ۱۴		
۶۸/۹	۱۶/۴	۲۷/۵	۸/۱		با غملک
۲/۴	-۱۰/۲۷	-۱۶/۸	-۶/۷		رشت
۳۷/۸	-۸/۷	۲۹/۰	-۱۲/۲		زاینده رود
۷۶/۹	۱۳/۱	۲۵/۷	۲۹/۵		سبید دشت
۵۴/۴	۵/۱*	۳۴/۸	۷/۹		سرخس
۴۸/۲	۱۸۸**	۹/۹	۸/۳		کعب ارومیه
۴۶/۱	۰/۶	۳۱/۶	۷/۰		گناباد
۵۸/۶	۱۲/۱	۲۴/۸	۱۲/۶		ورمهنگ کامیاران
۴۹/۳	۱۰/۶	۲۰/۰	۱۱/۵	متوسط قدر مطلقها	

*: سرخس در ناحیه ۱ قرار دارد ولی برای این ناحیه رابطه معنی داری وجود ندارد. با توجه به خصوصیات اقلیمی به ناحیه ۶ متناسب شد. در صورت استفاده از ناحیه ۲ درصد تفاوت به ۳۴/۳ می‌رسید.

**: انتساب به ناحیه ۴. استفاده از ناحیه ۲ تفاوت چندانی نداشت (۲۰/۶ درصد).



شکل ۲. تقسیم‌بندی شماتیک منطقه‌ها

سالانه زیاد (بیشتر از ۷۰۰ میلی متر) ضعیف می باشند. از این رو جدای از چنین تقسیم بندی، تلاش شده از نواحی مجاور هم که به نظر می رسد از نظر اقلیمی نیز تشابهاتی با هم داشته باشند، استفاده شود. شکل ۲ این تقسیم بندی شماتیک را نشان می دهد. روابط به دست آمده برای این حالت در جدول ۱۰ ارائه شده است. افزایش بهبود نسبی در خصوصیات رگرسیون در مقایسه با حالت قبل استنتاج می شود. با این وجود به نظر می رسد که هنوز نمی توان به طور کامل به چنین ناحیه بندی هایی اطمینان کامل داشت. در شرایط عدم اطمینان (نواحی ۱، ۳ و تا حدی ۵) پیشنهاد می شود که از رابطه (۱۴) استفاده می شود.

ب) بررسی اعتبار روابط به دست آمده

اعتبار رابطه ۱۴، تقسیم بندی بر مبنای باران سالانه و تقسیم بندی بر مبنای خصوصیات ظاهری اقلیم و هم چنین عملکرد رابطه ۱۰ (نقل از مرجع ۶) برای ایستگاه های انتخابی (جدول ۲) بررسی شد. نتایج به دست آمده در جدول ۱۱ خلاصه شده است. این جدول مشخص می سازد که رابطه ۱۰ کارایی مفید خود را از دست داده است. افزایش طول دوره آماری ایستگاه ها منجر به ثبات بیشتر و تغییر در پارامترهای توابع توزیع احتمال می شود. بنابراین نتایج جدید به دست آمده بر اساس تقسیم بندی بر مبنای خصوصیات ظاهری اقلیم قابل اعتمادتر است. از طرف دیگر سایر روش های مورد بررسی از دقت نسبی قابل قبولی برخوردارند. با این حال توصیه می شود که از روش تقسیم بندی بر مبنای باران سالانه استفاده نشود.

نتیجه گیری

روابط داخلی رگبارها در ایران با جدیدترین آمار در دسترس بررسی و تصحیحات لازم نسبت به پژوهش های پیشین ارائه شد. برآورد باران ساعتی ده ساله، که کلیدی ترین پارامتر در منحنی های شدت - مدت - فراوانی است، با نگرش های مختلفی انجام شد. گرچه در حال حاضر برای بعضی از محدوده های مختلف امکان برقراری یک رابطه معنی دار وجود

(سال های تحقیقات ۱۳۶۹، ۱۳۷۵، ۱۳۸۲ و ۱۳۸۲ می باشد؛ تنها مورد خلاف پارامتر α_3 و برای $t > 2$ ساعت می باشد).

۳. نسبت های مقدار - تداوم - دوره بازگشت باران (DDFR)
با انتخاب $t = 60$ دقیقه در رابطه ۱۲ و اعمال پارامتر حاصله مقدار باران ساعتی ۱۰ ساله (R_{60}^{10}) در رابطه ۶ رابطه کلی DDFR ایران بدست می آید:

$$R_t^T = At^B [\alpha_1 + \alpha_2 \ln(T - \alpha_3)] R_{60}^{10} \quad [13]$$

که ضرایب A ، B ، α_1 ، α_2 ، α_3 برای محدوده های مختلف تداوم باران در جداول ۴ و ۷ ارائه شده است. کاربرد معادله (۱۳) نیاز به در اختیار داشتن باران ساعتی ۱۰ ساله (R_{60}^{10}) دارد.

۴. برآورد باران ساعتی ۱۰ ساله
قهرمان و سپاسخواه (۵) سه پارامتر مستقل میانگین حداکثر باران روزانه، میانگین باران سالانه و تعداد روزهای بارانی را برای برآورد باران ساعتی ده ساله به کار بردن، ولی نتیجه گرفتند که تنها دو متغیر اول تاثیر معنی داری دارند (رابطه ۱۰). آمار در دسترس جدید نیز مجدداً این موضوع را تأیید کرد به طوری که تعداد روزهای بارانی تنها ۱۳٪ از واریانس (R) را پیش بینی کرد. با این وجود تحلیل واریانس و تحلیل رگرسیون نشان داد که وجود میانگین باران سالانه بهبود معنی داری بر آمارهای رگرسیون ایجاد نکرد (۱). از این رو مناسب ترین مدل برای کل ایستگاه های ایران برای این منظور رابطه ۱۴ می باشد:

$$R_{60}^{10} = e^{0.291(R_{1440}^2)^{0.694}} \quad (\text{Adj}R^2 = 0.49, P < 0.0001) \quad [14]$$

که در آن R_{1440}^2 میانگین حداکثر باران روزانه است.

الف) تقسیم بندی ایستگاه ها
جدول ۹ محدوده های مختلف برای برآورد باران ساعتی ۱۰ ساله را نشان می دهد. این روابط به جز برای محدوده باران

مناسب تر، لزوم به دست آوردن روابط جدیدتر وجود خواهد داشت.

ندارد، ولی با قضاوت کارشناسی می‌توان از محدوده‌های مجاور و یا از رابطه سراسری ۱۴ استفاده کرد. نویسنده‌گان بر این باورند که هنوز پارامترهای اصلی چنین روابطی ثبت نشده‌اند. بنابراین با گذشت زمان و فراهم شدن آمار با کیفیت و کمیت

منابع مورد استفاده

۱. آبخضر، ح. ر. ۱۳۸۰. بررسی ناحیه‌ای منحنی‌های شدت - مدت - فراوانی ایستگاه‌های باران سنجد ثبات کشور. سمینار کارشناسی ارشد آبیاری، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد.
۲. سازمان هواشناسی کشور. ۱۳۷۴. روابط شدت - مدت - فراوانی بارندگی در ایستگاه‌های سینوپتیک ایران. وزارت راه و ترابری، مرکز تحقیقات هواشناسی کاربردی، تهران.
۳. علیزاده، ا. ۱۳۷۳. روابط شدت - مدت - تناوب بارندگی در مشهد. مجله علوم و صنایع کشاورزی ۸ (۱): ۵۵-۶۶.
۴. قهرمان، ب. ۱۳۷۵. رابطه به روز شده شدت - مدت - تناوب بارندگی در ایران با استفاده از باران یک ساعته ده ساله. مجله دانشگاه کشاورزی ۶: ۱۳-۳۰.
۵. قهرمان، ب. وع. ر. سپاسخواه. ۱۳۶۹الف. تخمین رابطه شدت - مدت - تناوب بارندگی در ایران با استفاده از باران یک ساعته ده ساله. مجموعه مقالات سومین کنگره بین المللی مهندسی راه و ساختمان ایران، دانشکده مهندسی دانشگاه شیراز: ۵۵-۷۳.
۶. قهرمان، ب. وع. ر. سپاسخواه. ۱۳۶۹ب. تخمین باران یک ساعته ده ساله برای تعیین روابط شدت - مدت - تناوب بارندگی در ایران. مجموعه مقالات سومین کنگره بین المللی مهندسی راه و ساختمان ایران، دانشکده مهندسی دانشگاه شیراز: ۳۵-۵۳.
۷. وزیری، ف. ۱۳۶۳. تجزیه و تحلیل رگبارها و تعیین منحنی‌های شدت - مدت مناطق مختلف ایران. مجتمع دانشگاهی مهندسی، واحد طرح و تحقیقات جهاد دانشگاهی، گروه آب، تهران.
۸. وزیری، ف. ۱۳۷۰. تجزیه و تحلیل رگبارها در نقاط مختلف ایران. جهاد دانشگاهی دانشگاه خواجه نصیر الدین طوسی، واحد طرح و تحقیقات، تهران.
۹. وزیری، ف. ۱۳۷۱. تعیین روابط منطقه‌ای بارندگی‌های کوتاه مدت در ایران. دانشگاه خواجه نصیر الدین طوسی، تهران.
10. Alila, Y. 2000. Regional rainfall depth-duration-frequency equations for Canada. Water Resour. Res. 36(7):1767-1778.
11. Bell, F.C. 1964. Rainfall depth – duration – frequency maps of South Wales and Victoria. Bulletin NO. 8, Water Research Foundation of Australia.
12. Bell, F.C. 1969. Generalized rainfall depth-duration-frequency relationships. J. Hydraul. Div., ASCE 95(1): 311-327.
13. Bobee, B. and F. Ashkar. 1991. The Gamma Family and Derived Distribution Applied Hydrology. Water Resource Pub. Littleton, Colorado, USA.
14. Chen, C.L. 1983. Rainfall intensity-duration-frequency formulas. J. Hydraul. Eng., ASCE 109(12): 1603-1621.
15. Diaconis, P. and B. Efron. 1983. Computer intensive methods in statistics. Scientific America 248(5):116-130.
16. Ferreri, G.B. and V. Ferro. 1990. Short duration rainfalls in Sicily. J. Hydraul. Eng. ASCE 116(3):430-435.
17. Ferro, V., 1993. Comment on “Rainfall intensity-duration-frequency formula for India” by U.C. Kothyari and R.J. Garde. J. Hydrol. Eng. ASCE 119(8):960-962.
18. Ghahraman, B. 1995. A general dimensionless rainfall depth-duration-frequency relationship. Iran Agric. Res. 14:217-235.
19. Hershfield, D.M. 1961. Rainfall frequency atlas of the United States. Technical Paper. 40, U.S. Weather Bureau Washington, D.C.

20. Jones, K.R.O., Berney, D.P. Carr and E.C. Barrett. 1981. Arid Zone Hydrology for Agricultural Development. FAO Irrigation and Drainage Paper, NO. 37, FAO, Rome, Italy, 271 pp.
21. Kothyari, U.C. and R.J. Garde. 1992. Rainfall intensity-duration-frequency formula for India, J. Hydraul. Eng. ASCE 118(2):323-326.
22. Pagliara, S. and C. Viti. 1993. Comments on 'Rainfall intensity-duration-frequency formula for India' by U.C. Kothyari and R.J. Garde. J. Hydraul. Eng. ASCE 119(8):962-966.
23. Tomlinson, A.I. 1980. The Frequency of High Intensity Rainfalls in New Zealand. Part 1. Water and Soil Technical Publication NO. 19, National Water and Soil Conservation, Wellington, New Zealand.