



واکاوی تغییرات بلند مدت دما و بارش با چند روش ناپارامتری شناسایی روند در حوضه سد درودزن

اسماعیل سهیلی^۱, حسین ملکی نژاد^۲ و محمدرضا اختصاصی^۳

۱- دانش آموخته دکتری علوم مهندسی آبخیزداری، دانشگاه یزد
۲- دانشیار، دانشکده منابع طبیعی و کویرشناسی دانشگاه یزد، (نویسنده مسؤول: hmalekinezhad@yazd.ac.ir)
۳- استاد دانشکده منابع طبیعی و کویرشناسی دانشگاه یزد
تاریخ دریافت: ۹۶/۵/۱۳ تاریخ پذیرش: ۹۶/۷/۴

چکیده

حوضه سد درودزن یکی از مناطق استراتژیک تولید کشاورزی در استان فارس است. تغییرات سری‌های زمانی پارامترهای اقلیمی به خصوص روند پارامترهای دما و بارش می‌تواند بر چرخه رشد محصولات کشاورزی، وضعیت منابع آب و اقتصاد ساکنان حوضه تاثیر قابل توجهی داشته باشد. در مطالعه حاضر، روند بارش و دما، در ۱۳ ایستگاه باران‌سنگی و ۴ ایستگاه دماستجوی بررسی گردید. در ابتدا از آزمون نقطه تغییر به روش پیتیت جهت آزمون همگنی وجود نقطه شکست در سری زمانی داده‌ها استفاده شد. سپس به کمک روش‌های من-کنдал (MK)، من-کنلال اصلاح شده (MMK) و شبی خط سن وجود روند در سری زمانی بارش و دمای متوسط ماهانه و سالانه بررسی گردید. نتایج آزمون پیتیت نشان داد نقطه شکست معنی دار در سوی‌های ماهانه و سالانه بارش و ماهانه دما وجود ندارد، تنها در سری سالانه دمای ۲ ایستگاه، نقطه شکست معنی دار در سطح اطمینان ۹۵ درصد وجود دارد. نتایج بررسی روند با هر سه آزمون نشان داد روند بارش ماهانه در همه ایستگاه‌ها و بارش سالانه در بیشتر ایستگاه‌ها کاهشی و روند دمای متوسط ماهانه و سالانه افزایشی بوده است؛ با این حال، در هیچ یک از سری‌های زمانی روند در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنادار نبوده است. بر اساس نتایج، در کل حوضه دمای متوسط سالانه ۳/۷ درصد نسبت به میانگین افزایش و بارش ۹/۱ درصد کاهش داشته است.

واژه‌های کلیدی: آزمون روند، استان فارس، شبیه سن، من-کنلال اصلاح شده، نقطه تغییر

جمله: پیش سفید کردن^۱ PW، پیش سفید کردن بدون روند^۲ TFPW، تکنیک‌های نمونه‌گیری بلوکی مانند روش بوتسنپری و روش اصلاح واریانس داده‌ها (۳۲،۱۵،۹). اگرچه روش ناپارامتری من-کنلال کاربرد فراوانی در بررسی وجود روند در سری زمانی پیدا کرده است، اما قادر به کمی سازی مقدار تغییرات و شدت افزایش روند در هر سال نیست که برای این منظور می‌توان از روش ناپارامتری شبیه سن استفاده نمود (۸). به کمک آزمون‌های همگنی مانند آزمون پیتیت^۳ نیز وجود تغییرات ناگهانی و زمان وقوع این تغییر در سری‌های زمانی مشخص می‌گردد. در واقع نقطه تغییر یا شکست، نقطه‌ای در زمان است که به دلیل مشخص، پارامترهای سری زمانی در آن نقطه دستخوش تغییر گردیده اند (۲۰). براساس زمان وقوع نقطه شکست، سری زمانی را به جزء سری‌ها تقسیم می‌کنند. با بررسی روند در هر جزء سری می‌توان به بررسی دقیق تر تحولات و تفسیر مناسب‌تر علت تغییر در پارامترهای هیدرولوژیکی پرداخت (۲۳،۲۰).

مدرسى و همکاران (۲۱) در حوضه گرگان‌رود-قره سو ابتداء همگنی و روند موجود در آمار ۳۰ ساله بارش، دمای حداقل و دمای حداکثر ایستگاه‌های این حوضه در مقیاس فصلی و سالانه به‌وسیله آزمون‌های همگنی انحرافات تجمعی و درست‌نمایی ورسلى و آزمون تعیین روند من-کنلال محاسبه نمودند. جعفرزاده و همکاران (۱۳) روند سری‌های زمانی پارامترهای دما و بارش را در حوضه گرگان‌رود با استفاده از آزمون من-کنلال و من-کنلال اصلاح شده مورد بررسی قرار دادند. نتایج ایشان نشان می‌دهد که دمای کمینه تغییرات معنی دار بیشتری را نسبت به بقیه پارامترها داشته

مقدمه

عواملی مانند تغییرات اقلیمی، کاربری اراضی، افزایش جمعیت و به تبع آن افزایش مصرف آب، باعث پدید آمدن تغییراتی در آماره‌های سری زمانی متغیرهای هواشناسی و هیدرولوژی شده است. پارامترهای هیدرولوژیکی به طور مستقیم یا غیرمستقیم، از پارامترهای هواشناسی تاثیر می‌پذیرند، به‌گونه‌ای که تغییرات شدید در پارامترهای مانند دما، بارش، تبخیر و تعرق باعث تغییر رژیم آبدی رودخانه‌ها می‌گردد (۳۱). نوسانات یا تغییرات روند پارامترهای اقلیمی در یک منطقه، اثرات شدیدی بر منابع آب و خاک دارد (۳). تحقیقات نشان می‌دهد در دهه‌های اخیر افزایش دما، کاهش بارش و جریان رودخانه‌ها رخ داده است که متعاقب آن شدت خشکسالی‌های هواشناسی و هیدرولوژیک افزایش یافته است (۱۹،۱۶،۷).

متداول‌ترین روش برای تحلیل سری‌های زمانی هیدرولوژیکی، تعیین وجود یا عدم وجود روند در آن هاست (۱۳). در بررسی روند، استفاده از روش‌های پارامتری و غیرپارامتری بسیار مورد توجه بوده است. اما استقبال از روش‌های غیرپارامتری و به‌خصوص من-کنلال بیشتر بوده است (۱۵،۱۰). فرض اصلی بیشتر مطالعات تحلیل روند با استفاده از آزمون عدم وجود خودهمبستگی معنی دار در داده‌های سری زمانی است، چنانچه یک سری دارای ضرایب خودهمبستگی مشتبه باشد، احتمال این که آزمون من-کنلال وجود روند را در آن سری به اشتباہ نشان دهد، افزایش می‌یابد (۲۳،۱۵،۱۴). روش‌های مختلفی جهت حذف اثر خود همبستگی توسط محققین مختلف ارایه شده است از

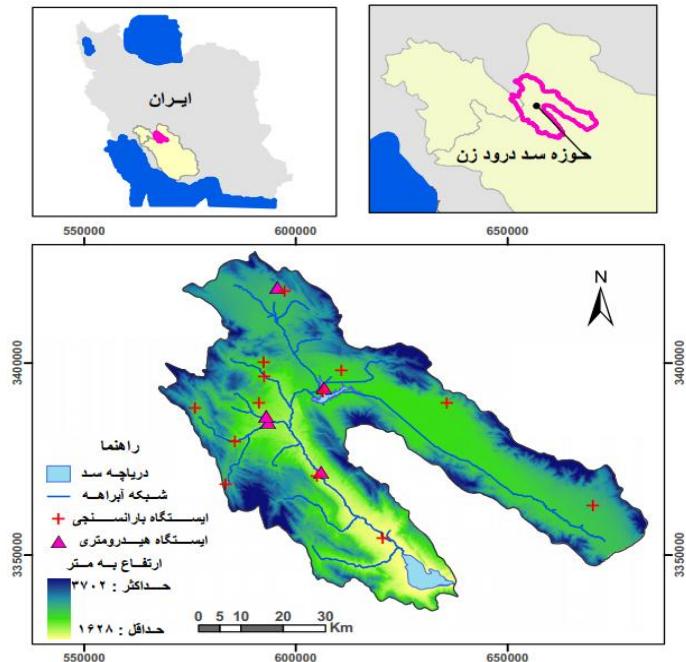
کل سری داده‌های سالانه شناسایی نشد، ولی آنالیز جزء سری‌ها تناوبی از افزایش و کاهش در بارش ماهانه و سالانه را نشان داد.

حوضه سد درودزن یکی از مناطق استراتژیک تولید کشاورزی در استان فارس است. لذا تغییرات کوچکی در میزان دما، بارش در حوضه این سد می‌تواند با اثر بر وضعیت منابع آب و چرخه رشد محصولات کشاورزی، شرایط اقتصادی اجتماعی ساکنین این حوضه را تحت تأثیر قرار دهد. بدین جهت، تحقیق حاضر با هدف بررسی تغییر روند پارامترهای اقلیمی در این حوضه به کمک آزمون‌های ناپارامتری شناسایی روند انجام شد.

مواد و روش‌ها منطقه مورد مطالعه

شکل (۱) موقعیت منطقه مورد مطالعه در استان و کشور را نشان می‌دهد. سد درودزن در شمال غربی شهر اراز روی رودخانه کر احداث گردیده و در سال ۱۳۵۲ به بهره برداری رسیده است. سطح حوضه سد درودزن ۴۳۱۱ کیلومتر مربع است. ارتفاع متوسط آن ۲۶۷ متر از سطح دریا و متوسط بارندگی سالانه آن ۵۸۷ میلی‌متر است. میزان متوسط دمای سالانه حدود ۱۶ درجه سانتی‌گراد، میزان متوسط تبخیر از طشتک ۲۵۴۶ میلی‌متر در سال و تبخیر از سطح آزاد آب دریاچه سد درودزن ۱۷۵۰ میلی‌متر در سال محاسبه شده است (۲۸).

است و بارش نیز دارای شبیه روند مثبت بوده است. حجم و همکاران (۱۱) تغییرات بارندگی فصلی و سالانه چند ایستگاه منتخب در حوضه ایران مرکزی را به کمک آزمون من کنдал و شبیه خط سن بررسی نمودند. نتایج ایشان نشان داد هرچند در برخی ایستگاه‌ها روند کاهش معنی داری وجود دارد ولی نمی‌توان روند خاصی را بر بارندگی‌های فصلی و سالانه منطقه مورد مطالعه نسبت داد. اختصاصی و همکاران (۷) روند بارش در ۳۲ ایستگاه سینوپتیک کشور بررسی نمودند. نتایج ایشان نشان داد در بیشتر ایستگاه‌ها روند کاهشی بارش وجود دارد. داداشی رودباری و همکاران (۴) به بررسی تحلیل تغییرات بارش حوضه هراز با استفاده از روش‌های آماری و تکنیک تحلیل طیفی پرداختند. بر اساس نتایج در طول دوره ۵۷ ساله بارش سالانه حوضه هراز افزایش ۴۳ میلی‌متری داشته است. پال و آل طبا (۲۶) روند فصلی و سالانه بارش را در کشور هندوستان مطالعه نمودند. نتایج حاکی از وجود روند کاهشی در فصل بهار و تابستان و روند افزایشی در فصول پاییز و زمستان است. سونالی و کومار (۳۱) وجود روند در سری‌های زمانی دمای حداقل و حداکثر در مقیاس سالانه، ماهانه و فصلی، در کشور هند را بررسی کردند. نتایج نشان از روند کاهشی دمای حداقل از ۱۹۷۰ به بعد دارد. دلیما و همکاران (۶) روند بارش ۱۴ ایستگاه را در کشور پرتغال به روش من کنдал و شبیه خط سن بررسی کردند. با توجه به وجود نقطه شکست در داده‌ها، ایشان سری‌های زمانی را به دو جزء سری تقسیم کردند. بر اساس نتایج روند معنی دار در



شکل ۱-موقعیت منطقه مورد مطالعه
Figure 1. Location of study area

آماری ۱۷ تا ۴۵ ساله در محدوده حوضه سد درودزن استفاده شد. مشخصات ایستگاههای مورد مطالعه در جدول (۱) و پرداخت مکانی آن‌ها در شکل (۱) نشان داده شده است.

داده‌های مورد استفاده
برای تحلیل روند سری‌های دما و بارش از داده‌های ۴ ایستگاه دماسنجی و ۱۳ ایستگاه باران‌سنجی با طول دوره

جدول ۱- مشخصات ایستگاههای باران‌سنجی، آب‌سنجی و دما

Table 1. Properties of Rain Gauge, hydrometer and temperature stations

نام ایستگاه	نوع ایستگاه	طول جغرافیایی	عرض جغرافیایی	طول دوره آماری سال	میانگین بارش به mm / دما به °C
سد درودزن	باران سنجی	۳۰/۲۱	۵۲/۵۸	۲۲	۴۵۹/۶
کهر	باران سنجی	۳۰/۴۴	۵۱/۸۸	۱۷	۱۶۱/۸
خسروشیرین	باران سنجی	۳۰/۹۰	۵۲/۰۲	۲۴	۳۷۸/۳
جمال بیگ شیرین	باران سنجی	۳۰/۶۴	۵۱/۹۵	۴۳	۵۱۶/۱
اما زاده اسماعیل	باران سنجی	۳۰/۳۲	۵۲/۵۹	۳۳	۴۷۳/۲
دزکرد	باران سنجی	۳۰/۷۳	۵۱/۹۷	۱۸	۶۲۸
دهکده سفید	باران سنجی	۳۰/۵۶	۵۲/۱۱	۳۹	۴۶۸/۶
دشتک	باران سنجی	۳۰/۲۹	۵۲/۴۷	۲۸	۵۰۱/۷
چوبخله	باران سنجی	۳۰/۵۵	۵۱/۸۹	۳۹	۸۴۰/۲
احمد آباد	باران سنجی	۳۰/۳۹	۵۲/۷۷	۲۴	۳۸۸/۳
عباس آباد	باران سنجی	۳۰/۳۲	۵۲/۲۵	۴۴	۴۵۱/۱
سد	باران سنجی	۳۰/۷۱	۵۲/۱۶	۲۳	۴۹۴/۴
چمریز	باران سنجی	۳۰/۴۵	۵۱/۱۰	۴۵	۴۷۰/۱
چمریز	دما سنجی	۳۰/۴۵	۵۱/۱۰	۴۳	۱۴/۳۲
کهر	دما سنجی	۳۰/۴۴	۵۱/۸۸	۴۳	۱۱/۴۴
مهرآباد	دما سنجی	۲۹/۹۷	۵۲/۷۰	۴۳	۱۵/۳
سد	دما سنجی	۳۰/۷۱	۵۲/۱۶	۴۳	۱۲/۹

کندال بر روی جز سری‌ها اعمال گردید. همچنین در صورت معنادار بودن نقطه شکست در سری داده‌ها، درصد تغییرات میانگین جزء سری‌ها در قبل و بعد از نقطه شکست، به کمک رابطه (۳) محاسبه شد.

$$(3) C = \frac{\text{میانگین قبلاً از چهش} - \text{میانگین بعد از چهش}}{\text{میانگین قبلاً از چهش}} * 100$$

که در این رابطه C نسبت تغییرات دو جزء سری به درصد است.

آزمون من کندال

فرض صفر این آزمون بر تصادفی بودن و عدم وجود روند در سری داده‌ها دلالت دارد و پذیرش فرض یک (رد فرض صفر) دال بر وجود روند در سری داده‌ها می‌باشد. استفاده از روش من-کندال به خوبی شناخته شده و در بسیاری از مقالات ارائه شده است (۲۷، ۲۴، ۱۸، ۱۷). لذا در اینجا از ارائه جزئیات آن صرف نظر شده است. در این مطالعه آماره Z من کندال از رابطه (۴) استخراج شد:

$$(4) Z = \begin{cases} \frac{s-1}{\sqrt{Var(s)}} & \text{اگر } s > 0 \\ 0 & \text{اگر } s = 0 \\ \frac{s+1}{\sqrt{Var(s)}} & \text{اگر } s < 0 \end{cases}$$

آزمون همگنی و نقطه تغییر پیتیت

آزمون پیتیت یک روش آماری ناپارامتری است که نیاز به برآراش همچ توزیعی بر روی سری داده‌ها ندارد و به منظور تعیین نقطه تغییر در یک سری زمانی استفاده می‌شود. در واقع با استفاده از این آزمون، نقطه تغییر به این شکل شناسایی می‌گردد که بواسطه یک نقطه معین در سری زمانی، آن سری به دو گروه داده تقسیم می‌شود. این دو گروه $(...x_{t-1}, x_t, x_{t+1}, ..., x_{T-1})$ و $(x_T, x_{T+1}, ..., x_{T+2xt+1})$ هر یک دارای ویژگی‌های آماری مشخصی هستند. آماره آزمون $U_{t,T}$ رابطه (۱) بدست آمد:

$$(1) U_{t,T} = \sum_{i=1}^t \sum_{j=t+1}^T D_{ij}$$

که i و j عبارتند از مقادیر سری زمانی متولی $x_1, x_2, ..., x_t, ..., x_T$ و T شماره ترتیبی داده‌های سری زمانی تا نقطه تغییر و بعد از آن است (۲۲). نقطه تغییر در سری زمانی در نقطه‌ای روی می‌دهد که $U_{t,T}$ به حداقل مقدار خود می‌رسد و این مقدار از رابطه (۲) محاسبه شد.

$$(2) U_{t,T} = \max_{1 \leq t < T} |U_{t,T}|$$

برای آزمون معنی داری آماری نقطه تغییر مقدار مقدار α با مقدار تئوری آن در سطح احتمال α مقایسه شد. در سری‌های زمانی که نقطه تغییر معنی داری وجود داشت، در آن تاریخ سری به دو جزء سری تقسیم شد و آزمون روند من

اساس محاسبه شب تغییرات بین کلیه جفت داده‌های مشاهداتی (به ازای n داده تعداد کل شبیه‌ها برابر با $2(n-1)$ می‌باشد) محاسبه شده و میانه آنها به عنوان مقدار متوسط شب سری زمانی مورد بررسی در نظر گرفته می‌شود. مقدار مثبت شب میانه حاکی از صعودی بودن روند و مقدار منفی آن دال بر نزولی بودن آن است (۸). شب روند توسط رابطه (۱۰) محاسبه می‌گردد.

(۱۰)

$$\beta = \text{Median} \left(\frac{X_j - X_t}{j - t} \right) \quad \forall t < j, t = 1, 2, 3, \dots, n$$

درصد تغییرات بارش و دما نسبت به میانگین

جهت بررسی دقیق‌تر مقدار تغییرات بارش و دمای سالانه در کل حوضه، درصد کل تغییرات دوره آماری نسبت به میانگین آن در هر ایستگاه به کمک رابطه (۱۱) محاسبه گردید (۸). در این رابطه P درصد تغییرات نسبت به میانگین، N تعداد سال آماری، \bar{X} میانگین پارامتر در دوره آماری و SS شب خط سن مربوط به پارامتر است.

$$PC = \frac{(SS \times N)}{\bar{X}} \quad (11)$$

نتایج و بحث

آزمون همگنی و نقطه تغییر پیتیت

نتایج آزمون همگنی و تعیین نقطه تغییر/شکست پیتیت روی سری داده‌های بارش و دمای متوسط ماهانه و سالانه به ترتیب در ۱۳ و ۴ ایستگاه منتخب در جدول (۲) به صورت آماره آزمون U_t , زمان وقوع نقطه شکست t و سطح معنی‌داری آزمون P آمده است. بر اساس نتایج این جدول، زمان وقوع تغییرات ناگهانی و نقطه شکست در سری داده‌های بارش ماهانه همه ایستگاه‌ها در اولین ماه سال رخ داده است. بیشتر این تغییرات در اواسط دهه هفتاد و هشتاد شمسی می‌باشد، اما با توجه به آماره P در هیچ یک از این ایستگاه‌ها این تغییر در سطح ۹۵ درصد اطمینان معنی‌دار نیست. همچنین در سری داده‌های بارش سالانه نیز نقاط شکست مشخص گردید، زمان وقوع این تغییر نسبت به بارش ماهانه دارای پراکندگی بیشتری می‌باشد، به طوریکه در تزدیک به ۵۰ درصد ایستگاه‌ها نقطه شکست در سال ۸۶-۸۵ رخ داده است، هرچند این نقاط شکست در هیچ یک از ایستگاه‌ها معنی‌دار نیستند. تحقیقات مشابهی نیز مؤید همین نتیجه است به طوری که فرخنیا و مرید (۸) وجود نقطه شکست و تغییرات در سری زمانی بارش سالانه ایستگاه‌های حوضه دریاچه ارومیه را بیشترین سال‌های ۱۳۶۵-۷۵ اعلام نموند. هرچند جز در موارد محدودی این تغییرات معنی‌دار نبوده‌اند. همچنین تحقیقات مشابهی توسط قره چایی و همکاران (۹) در حوضه دریاچه بختگان در استان فارس، آهنی و همکاران (۲) در کل استان فارس، نشان داد که تغییرات در سری زمانی بارش در سال ۱۳۷۶-۷۸ رخ داده است.

با فرض دو دامنه آزمون روند، فرضیه صفر در صورتی پذیرفته می‌شود که شرط زیر برقرار باشد:

$$|Z| < Z_{\alpha/2} \quad (5)$$

که α سطح معنی‌داری است که برای آزمون در نظر گرفته می‌شود و Z_α آماره توزیع نرمال استاندارد در سطح معنی‌داری α می‌باشد که با توجه به دو دامنه بودن آزمون، $\alpha/2$ استفاده می‌شود. مقدار مثبت Z روند افزایشی و مقدار منفی آن روند کاهشی را در سری زمانی نشان می‌دهد. اگر قدر مطلق Z بزرگ‌تر از $1/96$ یا $2/576$ شد به ترتیب در سطح ۵ و ۱ درصد فرض صفر یعنی عدم وجود روند، رد و فرض یک که بیانگر وجود روند است پذیرفته می‌شود (۳۰).

آزمون من-کندال اصلاح شده

روش من کندال اصلاح شده $^1\text{MMK-VCA}$ یا ^2MMK توسط حامد و راثو (۱۲) ارایه گردید. در این روش، اثر همه ضرایب خودهمبستگی معنی‌دار از داده‌ها حذف می‌شود و برای سری‌هایی مورد استفاده قرار می‌گیرد که ضرایب خودهمبستگی آنها در یک یا چند مورد معنی‌دار باشند (۳۲، ۱۵، ۱۴، ۵).

در این روش ابتدا ضریب خود همبستگی مرتبه K ام از رابطه (۶) محاسبه و سپس معنی‌داری ضریب خود همبستگی مرتبه K ام در سطح ۹۵ درصد از رابطه (۷) بررسی می‌گردد. درصورتی که مقدار ضریب خود همبستگی داده‌های سری زمانی در شرط رابطه (۷) صدق نکند، ضریب خودهمبستگی معنی‌دار بوده و باید اثر آن حذف گردد.

$$rk = \frac{\frac{1}{n-k} \sum_{t=1}^{n-k} (x_t - \bar{x}_t)(x_{t+k} - \bar{x}_t)}{\frac{1}{n} \sum_{t=1}^n (x_t - \bar{x}_t)^2} \quad (6)$$

$$\frac{1-1.96\sqrt{n-k-1}}{n-k} \leq rk \leq \frac{1+1.96\sqrt{n-k-1}}{n-k} \quad (7)$$

در رابطه (۶) rk ضریب خودهمبستگی مرتبه K ام و \bar{x} میانگین سری زمانی است. سپس واریانس اصلاح شده $^*V(S)$ آماره Z من کندال از روابط (۸) و (۹) محاسبه گردید.

$$V(S)^* = V(S) \frac{n}{n^*} \quad (8)$$

$$\frac{n}{n^*} = 1 + \frac{2}{n(n-1)(n-2)} \sum_{k=1}^{n-1} (n-k)(n-k-1)(n-k-2) \quad (9)$$

در رابطه (۸) و (۹)، $V(S)$ واریانس داده‌ها درروش من کندال و $\frac{n}{n^*}$ ضریب اصلاحی واریانس سری‌های خود همبسته است. در نهایت آماره Z آزمون من کندال با جایگزینی واریانس اصلاح شده به جای واریانس در رابطه (۴) به دست آمد.

روش تخمینگ شبیه سن (تاپل-سن)

این روش برای تخمین روند شبیه‌های نسبتاً خطی مناسب‌تر از روش رگرسیون معمولی است و کمتر تحت تاثیر داده‌های غیر نرمال و پرت قرار می‌گیرد. شبیه روند β با استفاده از این روش قویتر از روش رگرسیون خطی می‌باشد (۲۵). در این روش تغییرات در مقادیر سری زمانی بر

داده‌ها و عدم همگنی آنها می‌باشد. بنابراین سری زمانی داده‌های این دو ایستگاه را براساس سال وقوع نقطه شکست به دو جزء سری دوره قبل و بعد از وقوع نقطه شکست که به ترتیب T1 و T2 نامیده شدند، به شرح چمریز T1 و T2، کمehr T1 و T2 تقسیم شدند. تحقیقات مشابهی وجود نقطه شکست را در سری دمای سالانه تایید می‌کنند، نتایج طالعه فرخ نیا و مرید (۸) نشان می‌دهد که دمای تمامی ایستگاه‌های مورد بررسی حوضه دریاچه ارومیه دارای نقطه شکست معنی دار بوده و زمان وقوع این چهش ناگهانی اواسط دهه ۷۰ شمسی می‌باشد. همچنین نتایج سونالی و کومار (۳۱) در کشور هندوستان نشان داد که از ۱۹۷۰ به بعد تغییرات دمایی رخ داده است.

نتایج آزمون همگنی پتیت در جدول (۲) نشان آمده است. زمان وقوع شکست در داده‌های دمای متوسط ماهانه در دو ایستگاه سده و کمehr در فوردهین ماه سال ۵۰، چمریز در فرودهین ماه سال ۶۲ و مهرآباد رامجرد در مهرماه سال ۵۰ شمسی رخ داده است. ولی با توجه به جدول (۲) و آماره P این نقاط شکست در سطح ۹۵ درصد معنی دار نمی‌باشند. همچنین آزمون همگنی دمای متوسط سالانه نیز نشان می‌دهد به جز ایستگاه چمریز که سال وقوع نقطه شکست در سال ۶۱-۶۲ می‌باشد، بقیه ایستگاه‌ها این تغییر در دهه ۷۰ شمسی رخ داده است. نتایج نشان می‌دهد دو ایستگاه چمریز و کمehr دارای نقطه شکست معنی دار به ترتیب در سطح ۹۵ و ۹۹ درصد می‌باشند. که نشان از چهش ناگهانی در سری

جدول ۲- نتایج آزمون همگنی پتیت بر سری داده‌های بارش و دمای متوسط ماهانه و سالانه

Table 2. The results of Pettitt homogeneity test on monthly and annual mean rainfall and temperature data series									
پارامتر	نام ایستگاه	طول دوره آماری(سال)	متوسط سالانه	آزمون پتیت سری داده‌های ماهانه	آزمون پتیت سری داده‌های سالانه	آزمون پتیت سری داده‌های سالانه			
				آماره U ₁	آماره P	آماره U ₁	آماره P	آماره U ₁	آماره P
-۰/۶۵۷	سد درودزن	۴۵۹/۶	۲۲	۸۶-۸۵	۳۸	۰/۶۹۵	۸۶/۱	۱۶۰	۰/۶۵۷
-۰/۵۱	کمehr	۱۰۶۱/۸	۱۷	۸۵-۸۴	۲۸	۰/۴۷۲	۷۸/۱	۱۳۰	۰/۵۱
-۰/۷۰۱	خسروشیرین	۳۷۸/۳	۲۴	۸۶-۸۵	۴۲	۰/۶۳۰	۸۶/۱	۱۹۶۶	۰/۷۰۱
-۰/۹۶۴	جمال بیگ شیرین	۵۱۶/۱	۴۳	۷۵-۷۴	۷۱	۰/۷۱۴	۷۷/۱	۴۴۱۳	۰/۹۶۴
-۰/۵۵۴	امام زاده اسماعیل	۴۷۳/۲	۳۳	۶۸-۶۷	۷۸	۰/۸۴۵	۸۶/۱	۲۲۸۹	۰/۵۵۴
-۰/۳۵۴	دزکرد	۶۲۸	۱۸	۸۵-۸۴	۳۶	۰/۱۲۸	۷۷/۱	۱۹۹۶	۰/۳۵۴
-۰/۹۳۹	دهکده شپید	۴۶۸/۶	۳۹	۶۴-۶۳	۶۵	۰/۶۱۹	۷۷/۱	۴۱۱۴	۰/۹۳۹
-۰/۶۶۰	دشتک	۵۰۱/۷	۲۸	۷۸-۷۷	۵۵	۰/۵۴۶	۷۵/۱	۲۵۹۲	۰/۶۶۰
-۰/۵۶۲	چوبخله	۸۴۰/۲	۳۹	۶۸-۶۷	۱۰۰	۰/۹۶۹	۸۶/۱	۲۶۵۸	۰/۵۶۲
-۰/۲۲۷۹	احمد آباد	۳۸۸/۳	۲۴	۸۶-۸۵	۶۰	۰/۴۶۵	۷۸/۱	۲۱۰۷	۰/۲۲۷۹
-۰/۲۷۴	عباس آباد	۴۵۱/۱	۴۴	۶۸-۶۷	۱۵۵	۰/۸۵۵	۷۷/۱	۳۸۸۴	۰/۲۷۴
-۰/۷۶۶	سد	۴۹۴/۴	۲۳	۸۶-۸۵	۳۶	۰/۷۷۸	۷۷/۱	۱۵۷۳	۰/۷۶۶
-۰/۷۶۳	چمریز	۴۷۰/۱	۴۵	۵۰-۴۹	۱۰۴	۰/۴۴۲	۷۷/۱	۵۰۲۶	۰/۷۶۳
-۰/۰۲۷*	چمریز	۱۴/۳۲	۴۳	۶۰-۶۱	۲۲۲	۰/۶۶۵	۶۲/۱	۴۹۹۴	-۰/۰۲۷*
-۰/۰۰۹**	کمehr	۱۱/۴۴	۴۳	۷۶-۷۷	۲۴۸	۰/۴۲۸	۷۷/۱	۶۰۶۱	-۰/۰۰۹**
-۰/۴۷۵	مهرا آباد رامجرد	۱۵/۳	۴۳	۷۱-۷۲	۱۲۶	۰/۸۹۳	۵۰/۷	۳۹۷۱	-۰/۴۷۵
-۰/۱۳۰	سد	۱۲/۹	۴۳	۷۵-۷۶	۱۷۶	۰/۸۲۳	۷۷/۱	۴۳۱۱	-۰/۱۳۰

* و **: به ترتیب معنی داری در سطح اطمینان ۹۵ و ۹۹ درصد

ولی این روندهای نزولی معنی دار نمی‌باشند. نتایج آزمون روند بر سری داده‌های بارش سالانه نیز نشان می‌دهد روندهای کاهاشی و افزایشی در بارش ایستگاه‌ها وجود دارد، اما هیچ یک از این روندها معنی دار نیستند. در مورد شیب خط سن، بیشترین میزان شیب بصورت منفی و به مقدار ۲۶/۶-۱۱/۹۷ به ترتیب مربوط به بارش سالانه ایستگاه‌های دزکرد و کمehr است. حداقل مقدار شیب صعودی نیز با مقدار ۲/۳۴ در ایستگاه چوبخله مشاهده شد. در کل مقادیر شیب سن در اغلب ایستگاه‌ها منفی است.

نتایج آزمون روند (من-کنдал و من-من-کنلال اصلاح شده) داده‌های بارش

پس از بررسی همگنی داده‌ها و نتایج استفاده از آزمون پتیت، مشخص گردید که چهش معنی داری در داده‌های بارش رخ نداده است. بنابراین آزمون‌های روند بر روی کل سری داده‌ها اعمال گردید. نتایج آزمون‌های روند بر سری داده‌های بارش ماهانه و سالانه در جدول (۳) آمده است. براساس نتایج موجود در جدول (۳)، آزمون روند به کمک روش‌های من-کنلال معمولی و اصلاح شده روند نزولی را در سری زمانی بارش ماهانه برای تمامی ایستگاه‌های مذکور نشان می‌دهد،

جدول ۳- نتایج آزمون‌های روند بارش در ۱۳ ایستگاه مورد مطالعه

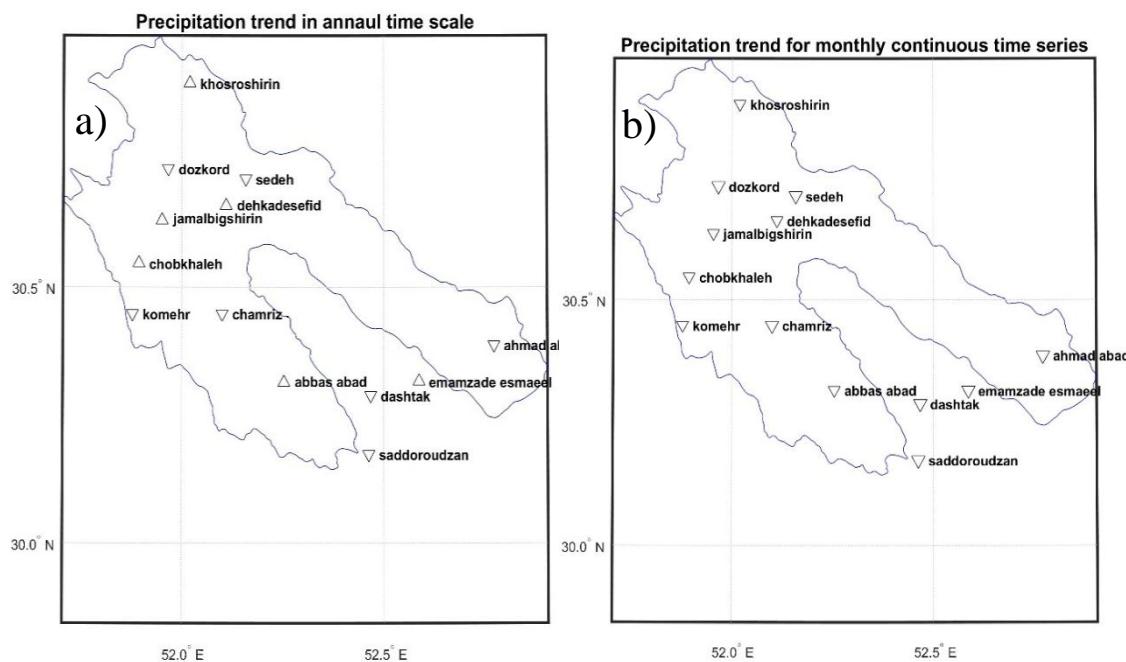
Table 3. Results of rainfall trend test in the 13 mentioned stations

بارش سالانه										ایستگاه
MMK	MK	Kendall's tau	S	آماره	Sen Slope	MMK	MK	Kendall's tau	آماره	
-۰/۹۹۶	-۰/۸۲۲	-۰/۰۳۶	-۱۱۲۶	-۴/۸۳	-۰/۵۹۲	-۰/۵۹۲	-۰/۰۹۵	-۰/۰۹۵	-۲۲	سد درودزن
-۱/۸۷	-۱/۲۴۵	-۰/۰۶۱	-۱۱۸۸	-۱۱/۹۷	-۰/۶۱۷	-۰/۶۵۹	-۰/۱۱۸	-۰/۱۱۸	-۱۶	کهر
-۰/۶۲۹	-۰/۴۱۶	-۰/۰۱۷	-۶۶۰	۱/۰۸	۰/۱۹۸	۰/۱۹۸	۰/۰۳۳	۰/۰۳۳	۹	خسروشهرین
-۰/۷۴۹	-۰/۰۹۷	-۰/۰۱۹	-۲۳۴۳	۰	۰	۰	۰	۰	۰	جمال بیگ شیرین
-۰/۳۷۷	-۰/۲۴۳	-۰/۰۰۹	-۵۷۰	۱/۴۵	۰/۴۴	۰/۳۷۲	۰/۰۴۷	۰/۰۴۷	۲۵	امام زاده اسماعیل
-۱/۸۶۷	-۱/۷۷۱	-۰/۰۸۶	-۱۸۰۷	-۲۶/۶۳	-۱/۸۱۸	-۱/۸۶	-۰/۰۳۲	-۰/۰۳۲	-۴۹	دزکرد
-۰/۸۰۹	-۰/۰۵۳	-۰/۰۱۷	-۱۶۹۷	۰/۶۶	۰/۲۵	۰/۲۵۴	۰/۰۳۰	۰/۰۳۰	۲۲	دهکده سفید
-۱/۵۱۲	-۱/۱۷۴	-۰/۰۴۶	-۲۳۹۷	-۱/۶۲	-۰/۴۷۴	-۰/۴۷۴	-۰/۰۶۶	-۰/۰۶۶	-۲۵	دشتک
-۰/۳۲۸	-۰/۰۲۱	-۰/۰۰۷	-۷۲۵	۲/۳۴	۰/۵۳۲	۰/۵۴۴	۰/۰۶۱	۰/۰۶۱	۴۵	چوبخله
-۱/۲۵۵	-۱/۰۸۳	-۰/۰۴۷	-۱۶۱۲	-۵/۰۶	-۱/۶۵۵	-۱/۲۶۹	-۰/۰۱۷	-۰/۰۱۷	-۵۰	احمد آباد
-۰/۱۹۲	-۰/۰۸۹	-۰/۰۰۶	-۷۲۸	۲/۲۲	۰/۹۹۹	۰/۹۹۱	۰/۰۰۴	۰/۰۰۴	۹۸	عباس آباد
-۰/۵۸۷	-۰/۰۴۶۸	-۰/۰۰۲۰	-۶۸۱	-۲/۳	-۰/۱۵۸	-۰/۱۸۵	-۰/۰۰۲۸	-۰/۰۰۲۸	-۷	سد
-۱/۰۸۲	-۰/۰۹۸۹	-۰/۰۰۳۰	-۳۹۹۲	-۰/۴۷	-۰/۰۲۰۵	-۰/۰۲۱۵	-۰/۰۰۲۳	-۰/۰۰۲۳	-۲۲	چمریز

بیشتر این تحقیقات نشان می‌دهد که روند تغییرات بارش یکسان نبوده در نقاط مختلف یک حوضه ممکن است روندهای کاهشی یا افزایش مشاهده گردد. طبق نتایج این تحقیق روند کاهشی بدون معنی داری در بیشتر ایستگاه‌های حوضه سد درودزن وجود دارد، که این نتیجه با نتایج بیشتر تحقیقات داخلی و خارجی هم‌خوانی دارد، بطوریکه نتایج تحقیقات اختصاصی و همکاران (۷) در ۳۲ ایستگاه سینوپتیک کل کشور، فرخ نیا و مرید (۸) در حوضه دریاچه ارومیه، قره چایی و همکاران (۹) در حوضه دریاچه بختگان، آهنی و همکاران (۲) در استان فارس، دلیما و همکاران (۶) در کشور پرتوال، نشان دهنده کاهش روند بارش در بیشتر ایستگاه‌های منطقه مورد مطالعه ایشان است، هرچند در بیشتر این موارد این تغییر روند معنی دار نبوده است.

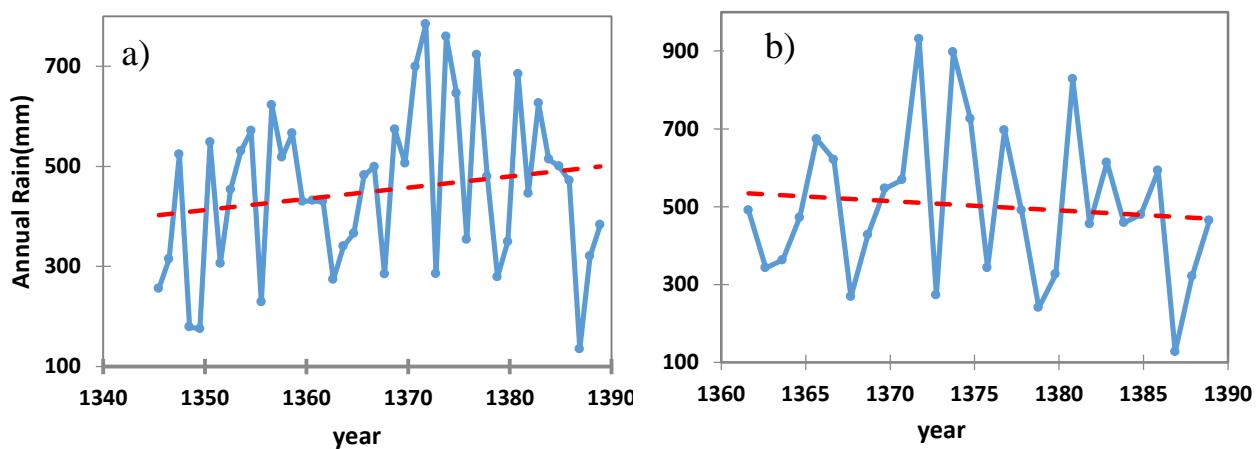
در مطابقت با جدول (۳) نقشه پراکنش مکانی و جهت روند روندهای سری زمانی بارش ماهانه و سالانه در شکل (۲) آمده است. در این شکل مثلث‌ها مکان ایستگاه‌های مورد مطالعه و جهت رو به بالا یا به پایین آنها به ترتیب روند صعودی و نزولی را نشان می‌دهد. همچنین معناداری روندها صعودی و نزولی در سطح ۹۵ درصد اطمینان بوسیله مثلث‌های توپر نشان داده شده است. با توجه به این شکل در تمامی نقاط حوضه و ایستگاه‌های اطراف آن در مقیاس ماهانه و سالانه هیچ گونه روند معنی دار کاهش یا افزایش بارش در سطح ۹۵ درصد وجود ندارد. در شکل (۳) نیز نمودار تغییرات سالانه بارش و خط روند دو ایستگاه عباس آباد و چمریز نشان داده شده است.

در ارتباط با روند تغییرات بارش تحقیقات متعددی در داخل کشور و سایر نقاط دنیا صورت پذیرفته است، نتایج



شکل ۲- نقشه پراکنش مکانی معناداری روند a) بارش سالانه و b) بارش ماهانه در ایستگاهها مورد مطالعه

Figure 2. The spatial distribution map of trend significance of a) monthly rainfall and b) annual rainfall time series in the stations



شکل ۳- روند بارش سالانه در a) ایستگاه عباس آباد با روند افزایشی و b) ایستگاه دشتک با روند کاهشی

Figure 3. Annual rainfall trend in a) Abbas Abad station with an upward trend and, b) Dshtak station with a downward trend

داده‌های دمای متوسط سالانه نشان‌دهنده روند صعودی در تمامی ایستگاه‌های مورد مطالعه است، ولی روندها معنادار نیستند. در مطابقت با جدول (۴)، نقشه پراکنش مکانی و جهت روند در ایستگاه‌های مورد مطالعه در شکل (۴) آمده است، در این شکل مثلث‌های رو به بالا روند صعودی و رو به پایین روند نزولی را نشان می‌دهد.

آزمون روند داده‌های دما
نتایج آزمون روند من کنдал MK، من کنдал اصلاح شده MKK و شبیه سن، در جدول (۴) در مقیاس زمانی ماهانه و سالانه آمده است. طبق نتایج این جدول، روند دمای متوسط ماهانه در همه ایستگاه‌ها به جز ایستگاه مهرآباد رامجرد، صعودی است، اما این روندها در سطح ۹۵ درصد اطمینان معنادار نیستند. همچنین نتایج آزمون روند بر کل سری زمانی

کمehr T2 در روش MMK در سطح ۹۹ درصد اطمینان معنی دار است. در مطابقت با نتایج جدول ۴، شکل ۵ نمودار تغییرات دمای متوسط سالانه و زمان وقوع شکست در دو ایستگاه چمریز و کمehr را نشان می دهد. براساس این شکل میانگین متوسط دمای سالانه در هر دو ایستگاه در دوره بعد از نقطه شکست بالاتر از دوره قبل آن است.

جهت ارزیابی دقیق تر شرایط جزء سری ها در دو دوره زمانی، نسبت میانگین داده ها در قبل و بعد نقطه شکست C به کمک رابطه (۳) محاسبه گردید. نتایج نشان می دهد در ایستگاه های چمریز و کمehr میانگین دمای متوسط سالانه به ترتیب $5/9$ و $8/2$ درصد در بعد از نقطه شکست افزایش یافته است. به عبارت بهتر در ایستگاه چمریز متوسط دمای سالانه دوره قبل از نقطه شکست یعنی سال ۱۳۶۱ از $13/8$ درجه سانتی گراد به $14/6$ در دوره دوم افزایش یافته است. در ایستگاه کمehr نیز میانگین درجه حرارت از 11 درجه سانتی گراد در دوره قبل از ۱۳۷۷ به $11/9$ در دوره بعد از آن افزایش یافته است.

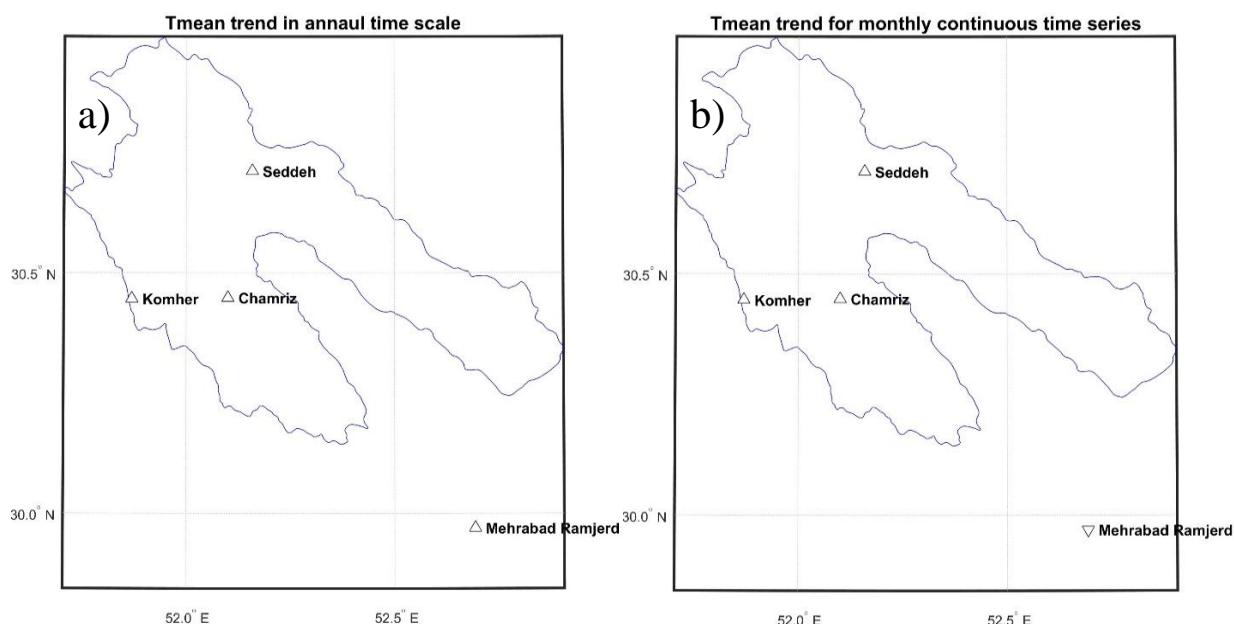
نتایج نشان از افزایش روند دما در سطح حوضه دارد، بیشتر تحقیقات در سطح کشور و جهان نیز اغلب افزایش روند دما را گزارش داده اند. سونالی و کومار (۳۱) با مرور مطالعات تعیین روند پارامترهای اقلیمی اظهار داشتند که در چند دهه اخیر افزایش دمایی رخ داده است و اغلب این تغییر بعد از سال ۱۹۷۰ می باشد. در داخل کشور نیز ابووالوردی و همکاران (۱) ایجاد تغییر و روند افزایش دما را در ایستگاه شیراز در سال ۱۹۷۷ بررسی و بیان داشتند در بیشتر ایستگاه های حوضه مهارلو در استان فارس از این تاریخ به بعد افزایش روند دما رخ داده است. سایر مطالعات نظیر مدرسی و همکاران (۲۱) و سبزی پرور و همکاران (۲۹) نیز این نتایج را تایید می نمایند.

جدول ۴ همچنین روند دمای متوسط سالانه جزء سری ها در دو ایستگاه چمریز و کمehr با نقطه شکست معنی را نشان میدهد. نتایج نشان داد، در هر دو ایستگاه روند سری زمانی دمای سالانه و در هر دو بخش قبل و بعد از نقطه شکست نزولی است. این روند نزولی در جزء سری قبل از نقطه شکست چمریز T1 و نیز در جزء سری بعد از نقطه شکست

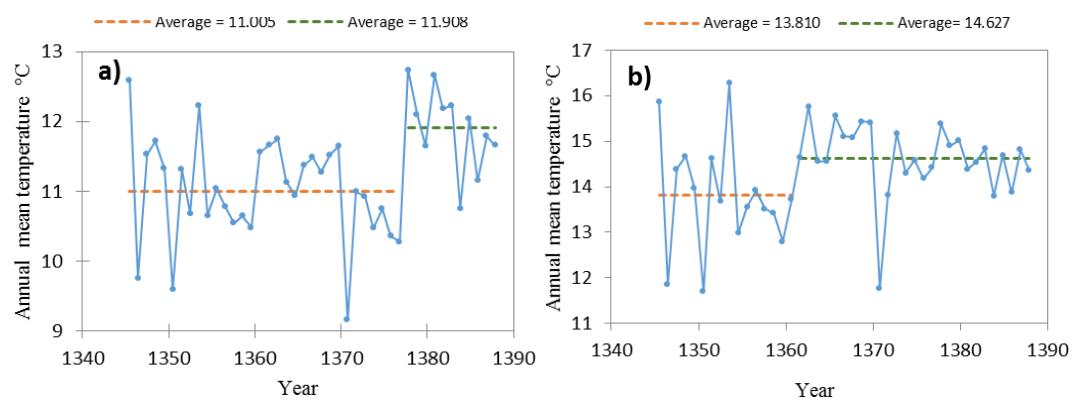
جدول ۴- نتایج آزمون روند دمای متوسط ماهانه و سالانه و همچنین روند دمای متوسط سالانه جزء سری ها در ایستگاه های با نقطه شکست معنی دار

Table 4. Results of trend analysis of monthly and annual mean temperature, as well as the annual mean temperature trend of the series at the stations with a significant change point

متوسط دمای ماهانه										ایستگاه
Sen Slope	MMK	MK	Kendall's tau	آماره	Sen Slope	MMK	MK	Kendall's tau	آماره	
-/-/۰۱	۱/۴۷	-/۶۶۸	-/۰۱۹	۲۷۴۵	-/۰۱۴	۱/۰۲۶	۱/۰۴	-/۱۱	۹۹	چمریز
+/۰/۰۱	۱/۲۳	-/۷	-/۰۲۰	۲۸۷۵	-/۰۱۴	۱/۳۲	۱/۳۳	-/۱۴۱	۱۲۷	کمehr
-/-۰۰۰۲۳	-۰/۲۳	-۰/۱۲۶	-۰/۰۰۴	-۵۱۸	-/۰۰۶	۰/۶۳	۰/۶۴	-/۰۶۸	۶۱	مهرآباد
+/۰/۰۱	۱/۲۸	-/۵۵۹	-/۰۱۶	۲۲۹۸	-/۰۱۱	۱/۰۹	۱/۰۹	-/۱۱۶	۱۰۵	رامجرد
					-/-/۰۷۳	-۳/۶۶	-۱/۳۹	-/-۲۶۷	-۳۲	سد
					-/-/۰۳	-۱/۸۸	-۱/۸۷	-/-۲۵۹	-۹۱	چمریز T1
					-/-/۰۲	-۱/۵۷	-۱/۵۷	-/-۱۹۸	-۹۸	چمریز T2
					-/-۱۰۵	-۷/۲۳	-۱/۷۱	-/-۴۱۸	-۳۳	کمehr T1
										کمehr T2



شکل ۴- نقشه پراکنش مکانی معناداری روند a) متوسط دمای سالانه و b) متوسط دمای ماهانه در ایستگاهها مورد مطالعه
Figure 4. The spatial distribution map of trend significance of a) monthly temperature and b) annual temperature time series in the stations



شکل ۵- نقطه شکست و میانگین جزء سری‌ها در قبل و بعد از نقطه شکست در a) ایستگاه کمهر و b) ایستگاه چمریز
Figure 5. The change point and the average of the series before and after the change point in, a) Komer Station and, b) Chamriz Station

تفییرات دمای متوسط سالانه نیز دما در همه ایستگاهها در طول دوره افزایش یافته است. میانگین این تغییرات برای منطقه مورد مطالعه $\frac{3}{7}$ درصد افزایش دما در سطح حوضه نشان می‌دهد. نتایج فرخ نیا و مرید (۸) نیز نشان داد بطور میانگین افزایش دمای متوسط سالانه ۹ درصدی و کاهش بارش سالانه ۱۰ درصدی در سطح حوضه دریاچه ارومیه اتفاق افتاده است.

در صد تغییرات بارش و دما نسبت به میانگین PC جدول ۵ در صد تغییرات بارش و دما نسبت به میانگین را نشان می‌دهد. طبق این جدول در طول دوره آماری برخی ایستگاهها با افزایش و بعضی دیگر با کاهش بارش همراه بوده‌اند. بیشترین تغییرات کاهشی و افزایشی به ترتیب با مقادیر $\frac{3}{76}$ - $\frac{6}{21}$ درصد مربوط به ایستگاه‌های ذکر و عباس آباد است. میانگین این تغییرات $\frac{1}{9}$ درصد کاهش در کل سطح حوضه مورد مطالعه نشان را می‌دهد. در مورد

جدول ۵- نتایج بررسی درصد تغییرات پارامترهای بارش و دما نسبت به میانگین (PC)

Table 5. The percentage of the change in rainfall and temperature parameters compared to the mean of the time series

بارش	سد درودزن	ایستگاه	سد	کمehr	خسرو شیرین	جمال	امامزاده اسماعیل	دزکرد	دهکده سفید	دشتک	چوبخله آباد	آباد	عیاس	چمریز	میانگین	
PC	-۲۳/۱	-۱۹/۲	۶/۸	۰	۱۰/۱	-۷۶/۳	۵/۵	-۹	۱۰/۸	-۳۱/۳	۲۱/۶	-۱۰/۷	-۴/۵	۹/۱		
PC	۵/۲	۴/۲	۱/۷	۲/۷	۱/۷	۵/۳	۴/۲	۱/۷	۲/۷	۲/۷	۴/۲	۵/۲	۱/۷	۲/۷	۲/۷	

ایستگاهها و بارش سالانه در بیشتر ایستگاهها کاهشی و روند دمای متوسط ماهانه و سالانه افزایشی بوده است. با این حال، در هیچ یک از سری‌های زمانی روند در سطح اطبیان ۹۵ درصد معنادار نبوده است. در کل، متوسط بارش در منطقه مورد مطالعه ۹/۱ درصد کاهش و متوسط دما ۳/۷ درصد افزایش داشته است. نتایج سایر تحقیقات مشابه در مناطق جنوبی کشور نیز مؤید کاهش میزان بارش و افزایش دما بوده‌اند (۳۰،۲۹،۱۶،۹،۸).

بررسی روند سری زمانی متغیرهای هواشناسی می‌تواند بیانگر نقش عوامل اقلیمی در تغییرات شرایط هیدرولوژیکی منابع آب باشد. در این تحقیق، روند بارش و دما، در ۱۳ ایستگاه باران‌سنگی و ۴ ایستگاه دما‌سنگی در محدوده سد درودزن بررسی شد. آزمون‌های ناپارامتری پیت، من کنдал، من کنдал اصلاح شده و شبیه سن بر روی سری داده‌های بارش و دمای ماهانه و سالانه اعمال گردید. نتایج بررسی روند با هر سه آزمون نشان داد روند بارش ماهانه در همه

منابع

1. Abolverdi, J., G. Ferdosifar, D. Khalili, A.A. Kamgar-Haghghi and M.A. Haghghi. 2014. Recent trends in regional air temperature and precipitation and links to global climate change in the Maharlo watershed, Southwestern Iran. Meteorology and Atmospheric Physics, 126(3-4): 177-192.
2. Ahani, H., M. Kherad, M.R. Kousari, M. Rezaeian-Zadeh, M.A. Karampour, F. Ejraee and S. Kamali. 2012. An investigation of trends in precipitation volume for the last three decades in different regions of Fars province, Iran. Theoretical and Applied Climatology, 109(3): 361-382.
3. Ansari, M., G.R. Noori and S. Fotohi. 2017. Investigation of Temperature Precipitation and Flow Trend Using Nonparametric Mankendall (Case Study: Kajju River in Sistan and Baluchestan). journal of Watershed Management Research, 7(14): 152-158 (In Persian).
4. Dadashi Roudbari, A., G. Fallah Ghalheri, M. Karami and M. Baaghide. 2016. Analysis of Precipitation Variations of Haraz Watershed Using by Statistical Methods and Spectrum Analysis Technique. Scientific Journal Management System, 2(7): 59-86 (In Persian).
5. Darand, M. 2014. Analysis of variations in extreme temperature and precipitation in Uremia indices as the signs of climate change. Jurnal of Water and Soil Conservation, 21(2): 1-29 (In Persian).
6. De Lima, M., S. Carvalho, J. De Lima and M. Coelho. 2010. Trends in precipitation: analysis of long annual and monthly time series from mainland Portugal. Advances in Geosciences, 25: 155-160.
7. Ekhtesasi, M.R., F. Jahanbakhshi and M.R. Kousari. 2015. Evaluating the Trend of Precipitation in 32 Synoptic Stations in Iran with Nonparametric Method and Moving Summation of Data for the Period of 1970 to 2005 with Ranks of 1 to 48 Months. Technical Note. Iran-Water Resources Research, 11(2): 151-156 (In Persian).
8. Farokhnia, A. and S. Morid. 2014. Assessment of the effects of temperature and precipitation variations on the trend of river flows in Urmia Lake watershed. Journal of Water and Wastewater, 25(3): 86-97 (In Persian).
9. Gharechaei, H., A. Moghaddam Nia, A. Malekian and A. Ahmadi. 2016. Separation of the effects of climate variability and human activities on runoff of Bakhtegan Basin. Iranian Journal of Eco hydrology, 2(4): 445-454 (In Persian).
10. Ghodousi, M., S. Morid and M. Delavar. 2013. Comparison of detrending methods for the temperature and precipitations time series. Journa of Agricultural Meteorology, 1(2): 32-45 (In Persian).
11. Hajam, S., Y. Khoush Khou and R. Shams Aldin Vandi. 2008. Annual and Seasonal Precipitation Trend Analysis of Some Selective Meteorological Stations In Central Region of Iran Using Non-Poarametric Methods. Geography and Development, 40(64): 157- 168 (In Persian).
12. Hamed, K.H. and A.R. Rao. 1998. A modified Mann-Kendall trend test for autocorrelated data. Journal of Hydrology, 204(1-4): 182-196.
13. Jafarzadeh, M.S., H. Rouhani, A. Heshmatpoure and M. Kashani. 2016. Detecting Trend of Meteorological Series Across the Gorganrood Basin in the Last Three Decades. Journal of Watershed Management Research, 7(13): 230-240 (In Persian).
14. Khalili, K., M. Nazeri Tahrudi and F. Ahmadi. 2015. Application of PCI Index in the Annual and Seasonal Rainfall Pattern Investigation and Trend Analysis of Iran Duration the Recent Half Century. Iranian Journal of Irrigation and Drainage, 9(1): 195-208 (In Persian).
15. Khaliq, M.N., T.B.M.J. Ouarda, P. Gachon, L. Sushama and A. St-Hilaire. 2009. Identification of hydrological trends in the presence of serial and cross correlations: A review of selected methods and their application to annual flow regimes of Canadian rivers. Journal of Hydrology, 368: 117-130.
16. Kousari, M., M.T. Dastorani, Y. Niazi, E. Soheyli, M. Hayatzadeh and J. Chezgi. 2014. Trend Detection of Drought in Arid and Semi-Arid Regions of Iran Based on Implementation of Reconnaissance Drought Index (RDI) and Application of Non-Parametrical Statistical Method. Water Resour Manag, 28: 1857-1872.

17. Kousari, M.R., H. Ahani and H. Hakimelahi. 2013. An investigation of near surface wind speed trends in arid and semiarid regions of Iran. *Theoretical and Applied Climatology*, 114(1): 153-168.
18. Kousari, M.R., M.A. Asadi Zarch, H. Ahani and H. Hakimelahi. 2013. A survey of temporal and spatial reference crop evapotranspiration trends in Iran from 1960 to 2005. *Climatic Change*, 120(1): 277-298.
19. Kousari, M.R., M.R. Ekhtesasi and H. Malekinezhad. 2017. Investigation of long term drought trend in semi-arid, arid and hyper-arid regions of the world. *Desert Management*, 8(Autumn & Winter,): 36-53 (In Persian).
20. Marofi, S., B. khatar, M. Sadeghifar, N. Parsafar and A. Ildoromi. 2014. Drought Forecasting Using SARIMA Time Series Model and SPI Index for Central Parts of Hamedan Province. *Journal of Water Research in Agriculture*, 28(1): 213-225 (In Persian).
21. Modaresi, F., S. Araghinejad, K. Ebrahimi and M. Kholghi. 2010. Regional assessment of climate change using statistical tests: Case Study of Gorganroud-Gharehsou Basin. *Journal of water and soil*, 24(3): 476-489 (In Persian).
22. Mofidi, A., M. Hamidianpour, M. Salihgheh and B. Alijani. 2014. Determination of the Onset, Withdrawal and Duration of Sistan wind using a Change Point Approach. *Geography and Environmental Hazard*, 2(8): 87-112 (In Persian).
23. Morozova, A.L. and M.A. Valente. 2012. Homogenization of Portuguese long-term temperature data series: Lisbon, Coimbra and Porto, . *Earth Syst. Sci. Data*, 4: 187-213.
24. Nafarzadegan, A.R., M. Rezaeian Zadeh, M. Kherad, H. Ahani, A. Gharehkhani, M.A. Karampoor and M.R. Kousari. 2012. Drought area monitoring during the past three decades in Fars province, Iran. *Quaternary International*, 250: 27-36.
25. Nassaji Zavareh, M., A. Khorshiddoust, A. Rasouli and A. Slajegheh. 2014. Assessment of Discharge Trend of Kasilian Watershed. *Iranian Journal of Watershed Management Science & Engineering*, 8(24): 1-8 (In Persian).
26. Pal, I. and A. Al-Tabbaa. 2011. Assessing seasonal precipitation trends in India using parametric and non-parametric statistical techniques. *Theoretical and Applied Climatology*, 103(1-2): 1-11.
27. Rahimi, L., A.A. Dehghani and K. Ghorbani. 2016. Comparison of Total flow, Base flow and Water-Quality Characteristics Trend in Arazkuseh Hydrometric Station. *Journal Of Watershed Management Research*, 7(13): 83-91 (In Persian).
28. Ranjbar, A., D. Khalili, S. Zand Parsa and A.A. Kamgar-Haghghi. 2015. Regional Drought Monitoring Based on Infelow Into The Doroodzan Reservoir OIR In Fars Province. *Journal of Irrigation Science and Engineering*, 38(1): 79-96 (In Persian).
29. Sabziparvar, A.A., Z. Seif and F. Ghiyami. 2013. Analysis of Temperature changes Trend in Arid and Semi-arid Regions. *Geography and Development*, 11: 139-156 (In Persian).
30. Salarijazi, M., A.M. Akhond-Ali, A. Adib and A. Daneshkhah. 2012. Trend and change-point detection for the annual stream-flow series of the Karun River at the Ahvaz hydrometric station. *African Journal of Agricultural Research*, 7(32): 4540-4552.
31. Sonali, P. and D.N. Kumar. 2013. Review of trend detection methods and their application to detect temperature changes in India. *Journal of Hydrology*, 476: 212-227.
32. Torabi Poodeh, H. and S. Emamgholizadeh. 2015. Trend analysis of streamflow changing of north watershed of Dez River with TFPW-MK procedure. *Journal of Water and Soil Conservation*, 22(3): 39-55 (In Persian).
33. Yue, S. and C. Wang. 2004. The Mann-Kendall Test Modified by Effective Sample Size to Detect Trend in Serially Correlated Hydrological Series. *Water Resources Management*, 18: 201-218.

Analysis of Trends in Temperature and Precipitation in Doroodzan Dam Basin using the Modified Mann-Kendall Test

Esmaeil Soheili¹, Hussein Malekinezhad² and Mohammad Reza Ekhtesasi³

1- PhD Graduated, College of Natural Resources and Desert Studies, Yazd University, Iran
2- Associate Professor, College of Natural Resources and Desert Studies, Yazd University, Iran
(Corresponding Author: hmalekinezhad@yazd.ac.ir)

3- Professor, College of Natural Resources and Desert Studies, Yazd University, Iran
Received: August 4, 2017 Accepted: September 26, 2017

Abstract

Doroodzan Dam basin is one of the strategic agricultural areas in Fars province. Changes in time series of climatic parameters, especially temperature and precipitation parameters, can have a significant impact on the growth cycle of agricultural products, the status of water resources and the economy of the populations in the area. In the present study, rainfall and temperature trends were investigated in 13 rainfall stations and 4 thermometric stations. Initially, the change point pettitt test was used to assess the homogeneity and change point in the time series. Then, trends in the rainfall, average monthly and annual temperature time series were investigated using Mann-Kendall (MK), modified Mann-Kendall (MMK) and the sen's slope methods. The results of the pettitt test showed that there is no significant change point in the monthly and annual rainfall and monthly temperature time series, only in the annual temperature of two stations, there is a significant change point at the 95% confidence level. The results of the trend analysis with all three abovementioned methods showed that the monthly precipitation in all stations and annual precipitation in most stations have a decreasing trend and the average monthly and annual temperature have an increasing trend; however, in none of the time series, the trend was significant in the confidence level of 95%. Based on the results, in the whole area, the mean annual temperature increased by 3.7 percent and precipitation decreased by 9.1 percent compared to the mean.

Keywords: Change Point, Fars Province, Sen's Slope, Trend, Modified Mann-Kendall