

بررسی روند تغییرات فصلی و سالانه رطوبت نسبی و نقطه شبنم در چند نمونه اقلیمی در ایران

ابوذر قره خانی^۱ - نوذر قهرمان^{۲*}

تاریخ دریافت: ۲۰/۲/۸۸

تاریخ پذیرش: ۱۹/۲/۸۹

چکیده

بررسی روند تغییرات متغیرهای هواشناسی در درازمدت اهمیت ویژه‌ای در مطالعات تغییر اقلیم و آشکار سازی آن دارد. در این مطالعه مقادیر متوسط ماهانه رطوبت نسبی و دمای نقطه شبنم ۲۲ ایستگاه‌های سینوپتیک ایران در بازه زمانی ۱۹۷۳-۲۰۰۳ جمع آوری گردید. این ایستگاه‌ها معرف اقلیمهای مختلف ایران بر اساس طبقه بندی دومارتن می‌باشند. سپس برای اطمینان از نرمال بودن سری‌های فصلی و سالانه از آزمون کولموگروف-اسمیرنوف استفاده شد. بررسی روند تغییرات این دو عامل جوی، با روشهای آماری ناپارامتری من-کنдал و ضریب همبستگی ρ اسپیرمن و روش پارامتری تحلیل رگرسیون انجام شد. نتایج نشان داد بیشترین روند تغییرات متغیرهای مورد بررسی بر اساس روش ناپارامتری من-کنдал در فصل تابستان اتفاق افتاده است و کمترین روند تغییرات متغیر رطوبت نسبی در فصل زمستان حادث شده است. بر اساس روش من-کنдал بیشترین روند کاهشی متغیر نقطه شبنم در فصل بهار و کمترین روند کاهشی در فصل پاییز اتفاق افتاده است. همچنین بیشترین روند کاهشی متغیر رطوبت نسبی در فصول زمستان و تابستان و کمترین روند تغییرات کاهشی در فصل پاییز بوده است. بر اساس ضریب ρ اسپیرمن، بیشترین روند تغییرات کاهشی رطوبت نسبی در سری سالانه و بهار و کمترین روند تغییرات در فصل پاییز مشاهده گردید. همچنین بر اساس روش ذکر شده، بیشترین روند تغییرات متغیر نقطه شبنم در سری سالانه و کمترین روند خاصی مشاهده نگردید، اما متغیر رطوبت نسبی در تمامی سری‌های زمانی فصلی دارای روند بودند. در مجموع می‌توان بیان داشت که روند کاهشی متغیرهای مورد بررسی بیشتر از روند افزایشی آنها بود، هرچند قانونمندی خاصی برای اقلیم مختلف مشاهده نشد.

واژه‌های کلیدی: ایران، تحلیل رگرسیون، رطوبت نسبی، روند، نقطه شبنم، من-کنдал، ضریب اسپیرمن

ها برای بررسی و آشکار سازی تغییر اقلیم مورد استفاده قرار می‌گیرد. با اینکه روند تغییرات اقلیم در طول تاریخ همواره وجود داشته است ولی با افزایش رشد جمعیت و رشد صنایع و کارخانه‌ها و آغاز انقلاب صنعتی و به تبع آن افزایش مصرف سوخت‌های فسیلی از یکسو و تخریب جنگلهای و تغییر کاربری اراضی کشاورزی از سوی دیگر باعث افزایش گاراهای گلخانه‌ای مخصوصاً گاز دی اکسید کربن در چند دهه اخیر شده است. آن‌چه مسلم است میزان گازهای گلخانه‌ای در دوره‌های آنی رو به افزایش است و این افزایش باعث افزایش دمای کره زمین در آینده می‌گردد (۱، ۷ و ۹). بروک و همکاران بیان داشتند که یکی از روشهای متدال جهت تحلیل سری‌های زمانی هیدرومئورولوژی، بررسی وجود یا عدم وجود روند در آنها با استفاده از آزمون های آماری می‌باشد. وجود روند در سری‌های زمانی هیدرومئورولوژیکی ممکن است ناشی از تغییرات تدریجی طبیعی و تغییر اقلیم یا اثر فعالیت‌های انسانی باشد (۱۱). اثبات وجود روند در یک سری زمانی به تنهایی نمی‌تواند دلیلی قاطع بر وقوع تغییر اقلیم در یک منطقه باشد بلکه فرض رخداد را تقویت می‌نماید (۱۶). تاکنون بیشتر مطالعات در ایران و جهان در

مقدمه

در میان متغیرهای هواشناسی در مقایسه با دما و بارش، تحقیقات اندکی در زمینه بررسی روند تغییرات زمانی رطوبت نسبی و نقطه شبنم انجام شده است. در حالیکه رطوبت نسبی به دلیل تأثیر مستقیم بر مقدار دید، تشکیل ابر، مه و مه دود اهمیت ویژه‌ای دارد (۲۱). به علاوه، رطوبت نسبی یک عامل محیطی مؤثر بر رشد گیاه و شیوع بیماری‌های گیاهی می‌باشد. بخار آب موجود در جو، به دلیل نقش آن به عنوان یک گاز گلخانه‌ای و حجم زیاد انرژی مبادله شده در طی تغییر حالت آن، از مهمترین عوامل تعیین کننده آب و هوا و اقلیم زمین است. داده‌های هواشناسی تنوع خیلی زیادی هم در مقیاس منطقه‌ای و هم در مقیاس مزرعه‌ای دارند. تغییرات این سری داده

۱- دانشجوی کارشناسی ارشد هواشناسی کشاورزی، گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، دانشگاه تهران
۲- استادیار گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، دانشکده مهندسی و فناوری کشاورزی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی، دانشگاه تهران
(*)- نویسنده مسئول : (Email: nghahreman@ut.ac.ir)

و نقطه شبنم داشته است (۲۱). خردادی و همکاران در مطالعه ای روند تغییرات مقادیر ماهانه چهار متغیره‌هاشناصی رطوبت نسبی، دما، سرعت باد و بارندگی را تنها در سه ایستگاه تهران، شباز و مشهد مورد بررسی قرار دادند و به این نتیجه رسیدند که رطوبت نسبی دارای روند کاهشی می‌باشد (۵). در مطالعه انجام شده طی دوره ۱۹۹۰-۱۹۵۱ داده‌های ساعتی ۱۷۸ ایستگاه امریکا برای بررسی روند زمانی دمای نقطه شبنم استفاده شد. تحلیل مقادیر میانگین فصلی، روندی افزایشی در اکثر مناطق نشان داد. مقدار این افزایش حدود ۱ درجه سانتیگراد در هر ۱۰۰ سال در بهار و تابستان و اندکی کمتر از این مقدار در تابستان بوده است. همچنین با استفاده از دوره اماری سی ساله ۱۹۹۰-۱۹۶۱ الگوهای افزایشی مشابهی با روند تقریبی ۱-۲ درجه سانتیگراد در هر ۱۰۰ سال-به جز در فصل پاییز- مشاهده شد. تحلیلهای انجام شده در ایستگاه‌های خاص، حاکی از وجود دوره‌هایی با روند کاهشی و افزایشی دمای نقطه شبنم بوده است (۱۹).

در این مقاله تلاش شده است که علاوه بر جمع‌بندی نتایج حاصل در تحقیقات گذشته، به بررسی روند تغییرات فصلی و سالانه رطوبت نسبی و دمای نقطه شبنم در گستره ایران و ایستگاه‌هایی که در مطالعات پیشین مورد بررسی قرار نگرفته است توجه شود. لذا در این مطالعه، روند یابی این دو متغیر در ۲۲ ایستگاه سینوپتیک در بازه زمانی سی ساله ۱۹۷۳-۲۰۰۳ مورد بررسی قرار گرفت.

مواد و روش‌ها

به منظور انجام این تحقیق ابتدا شناسنامه اطلاعات آب و هوایی ۲۲ ایستگاه هواشناسی سینوپتیک از سایت اینترنتی سازمان هواشناسی کشور^۱ تهیه گردید. علل انتخاب این ایستگاه‌ها، طول دوره آماری کافی (حداقل ۳۰ سال) و همچنین پراکنش مناسب مکانی آن‌ها بوده است. از بین آمار و اطلاعات هواشناسی ثبت شده در این ایستگاه‌ها کمیتهای رطوبت نسبی و دمای نقطه شبنم در بازه زمانی ۱۹۷۳ تا ۲۰۰۳ استخراج گردید. اقلیم ایستگاه‌های مورد مطالعه بر اساس روش طبقه‌بندی دومارتنت تعیین و به همراه شناسنامه ایستگاه‌های سینوپتیک مورد بررسی در این مطالعه در جدول ۱ درج شده است.

روش تحقیق

برای اطمینان از نرمال بودن سری داده‌های تشکیل شده از آزمون کولموگروف-اسمیرنوف استفاده شد. سپس جهت بررسی روند تغییرات از دو روش غیرپارامتری، من-کنдал و ضربی پ اسپیرمن و نیز روش پارامتری تحلیل رگرسیون استفاده گردید. این آزمون‌ها به شرح زیر می‌باشند:

زمینه آشکار سازی تغییرات آب و هواء، معطوف به روندیابی تغییرات دما و بارش بوده اند (۱، ۴، ۳، ۸ و ۱۲). بررسی روند تغییرات متوسط دمای سالانه ۳۴ ایستگاه سینوپتیک ایران نشان داده است که ۴۴ درصد از ایستگاه‌های مورد بررسی دارای روند مشبت، ۱۵ درصد روند منفی و ۴۱ درصد از ایستگاه‌ها مورد مطالعه فاقد روند می‌باشند (۱۳). هولم و همکاران در مطالعه ای بر روی آب اقیانوس‌ها با استفاده از نقشه‌های رطوبت، دما، باد و سری‌های زمانی داده‌های زمانی داده‌های هواشناسی در سالهای ۱۹۵۸-۱۹۷۳، نشان دادند که افزایش دمای آب دریاها کاملاً محسوس بوده است و در میان فصول، دو فصل زمستان و تابستان از اهمیت ویژه‌ای برخوردارند و تغییرات متغیرهای دما و بارش معنی دار است (۱۴). بررسی تغییرات زمانی دما و بارش ایران با استفاده از آزمون‌های آماری در قالب مدل‌های ثابت و متغیر حاکی از آن است که این تغییرات در اکثر موارد معنی دار بوده و در قالب حرکات تصادفی، تغییرات رونددار، نوسانات فصلی و تغییرات دوره‌ای ظاهر می‌شوند. بر همین اساس به لحاظ تغییرات زمانی دما و بارش، ایران به ۵ پنهان مختلف قابل تقسیم می‌باشد (۳).

بررسی چند متغیر اقلیمی مناطق ساحلی دریای خزر در دوره ۱۹۹۴-۱۹۵۵ با استفاده از روش ناپارامتری من-کنдал نشان داده است که زمان شروع بیشتر تغییرات بصورت ناگهانی بوده و این تغییرات به دو صورت روند و نوسان ظاهر می‌گردند (۶). محمدی و تقوی در بررسی روند شاخص‌های حدی بر اساس سری‌های زمانی روزانه دما و بارش در ایستگاه تهران در دوره آماری ۱۹۵۱-۲۰۰۳ با استفاده از توزیع دنباله‌های حدی گرم و سرد نشان دادند که روند دمای حداقل و متوسط روزانه کاملاً افزایشی است اما روند دمای حداکثر شیب کمتری دارد (۸). ورشاویان به بررسی روند تغییرات مقادیر دماهای حدی (کمینه و بیشینه) در هشت ایستگاه دارای آمار طویل المدت معتبر ۴۴ ساله در ایران با استفاده از روش‌های پارامتری و ناپارامتری پرداخت. نتایج مطالعه‌وی نشان داد که روند تغییرات مشبت می‌باشد (۱۰). علاوه بر تحقیقات فوق، چندین محقق روند فشار بخار آب و رطوبت نسبی را در چند دهه گذشته مورد مطالعه قرار داده اند. ابوطالب و همکاران طی مطالعه‌ای در روند تغییرات سالانه و فصلی در اردن به این نتیجه رسیدند که روند تغییرات رطوبت نسبی در افزایشی بوده است (۱۰). تنکاز و همکاران فشار بخار آب و رطوبت نسبی را در مناطق نیمه خشک ترکیه مورد بررسی قرار دادند، نتایج نشان داد که فشار بخار آب در طول دوره مورد مطالعه دارای روند افزایشی و روند تغییرات رطوبت نسبی رو به کاهش بوده است (۱۸).

مطالعه انجام شده در کانادا نشانگر کاهشی محسوس در میزان رطوبت نسبی طی دوره ۱۹۵۳-۲۰۰۳ بوده است. با استفاده از میانگین ماهانه ۷۵ ایستگاه، روندی کاهشی به میزان ۶ درصد (در سطح اعتماد ۵ درصد) برای فصول زمستان و بهار به دست آمد. روند موجود، همبستگی معنی داری با تغییرات مشاهده شده در مقادیر دما، بارندگی

جدول ۱- مشخصات شبکه ایستگاه های مطالعاتی

ایستگاه	نوع اقلیم	متوسط بارش سالانه (میلیمتر)	متوسط دمای سالانه (سانتیگراد)	ارتفاع (متر)	عرض جغرافیایی (دقيقة - درجه)	طول جغرافیایی (دقیقه - درجه)
اردبیل	نیمه خشک	۳۰۳/۹	۹	۱۳۲۲	۳۸ ۱۵	۴۸ ۱۷
ارومیه	نیمه خشک	۳۴۱	۱۱/۵	۱۳۱۶	۳۷ ۳۲	۴۵ ۰ ۵
اصفهان	فراخشک	۱۲۲/۸	۱۶/۲	۱۵۵۰	۳۲ ۵۷	۵۱ ۴۰
اهواز	بیابانی	۲۱۳/۴	۲۳	۲۵/۳	۳۱ ۲۰	۴۸ ۴ ۰
آبادان	فراخشک	۱۵۶	۲۵/۴	۲۵/۴	۳۰ ۲۲	۴۸ ۱۵
بندر عباس	فراخشک	۱۸۲/۵	۲۷	۱۰	۲۷ ۱۳	۵۶ ۲۲
بوشهر	بیابانی	۲۷۹/۱	۲۰	۲۴/۶	۲۸ ۵۹	۵۰ ۵۰
بیرجند	بیابانی	۱۷۰/۸	۱۶/۵	۱۱۱۷	۳۲ ۵۶	۵۸ ۲۶
تبریز	نیمه خشک	۲۸۸/۹	۱۲/۵	۱۳۶۱	۳۸ ۰ ۵	۴۶ ۱۷
تهران	خشک	۲۳۲/۸	۱۷/۳	۱۱۹۰	۳۵ ۴۱	۵۱ ۱۹
رشت	خیلی مرطوب نوع الف	۱۳۵۹	۱۵/۹	۳۷	۳۷ ۱۲	۴۹ ۳۹
زادهان	خشک	۹۰/۶	۱۸/۴	۱۳۷۰	۲۹ ۲۸	۶۰ ۵۳
زنجان	نیمه خشک	۳۱۳/۱	۱۱	۱۶۶۳	۳۶ ۴۱	۴۸ ۲۹
سنندج	مدیترانه ای	۴۵۸/۴	۱۴/۳	۱۳۷۳	۳۵ ۲۰	۴۷ ۰ ۰
سمنان	خشک	۱۴۰/۸	۱۸/۱	۱۱۳۰	۳۵ ۳۵	۵۳ ۳۳
شهرکرد	نیمه خشک	۳۲۱/۵	۱۱/۸	۲۰۴۸	۳۲ ۱۷	۵۰ ۰ ۱
شیرواز	نیمه خشک	۳۴۶	۱۷/۷	۱۴۸۴	۲۹ ۳۲	۵۲ ۳۶
قروین	نیمه خشک	۳۱۶	۱۴	۱۲۷۹	۳۶ ۱۵	۵۰ ۰ ۳
کرمان	بیابانی	۱۵۲/۸	۱۵/۸	۱۷۵۳	۳۰ ۱۵	۵۶ ۵۸
گرگان	مدیترانه ای	۶۰۱	۱۳	۱۷۸	۳۶ ۵۱	۵۴ ۱۶
همدان	نیمه خشک	۳۱۷/۷	۱۱/۳	۱۷۴۱	۳۴ ۵۴	۴۸ ۲۲
پرند	فرا خشک	۶۰/۸	۱۹/۱	۱۲۳۷	۳۱ ۵۴	۵۴ ۱۷

$$S = \sum_{k=1}^{n-1} \sum_{j=k+1}^n \text{sgn}(x_j - x_k) \quad (1)$$

که n تعداد مشاهدات سری، x_j و x_k به ترتیب داده های زام و کام سری می باشند.تابع علامت نیز به شرح زیر مورد محاسبه می باشد:

$$\text{sgn}(x) = \begin{cases} +1 & \text{if } (X_j - X_k) > 0 \\ 0 & \text{if } (X_j - X_k) = 0 \\ -1 & \text{if } (X_j - X_k) < 0 \end{cases} \quad (2)$$

ب) محاسبه واریانس توسط یکی از روابط زیر:

۱. آزمون من-کندال: این آزمون ابتدا توسط Mann (۱۹۴۵) ارائه و سپس توسط Kendall (۱۹۷۵) بسط و توسعه یافت. این روش بطور متداول و گسترده ای در تحلیل روند سری های هیدرولوژیکی و هواشناسی بکار گرفته می شود و یکی از روش های مهم برای آزمون روند سری های زمانی محسوب می شود (۱۵). از نقاط قوت این روش می توان به مناسب بودن کاربرد آن برای سری های زمانی که از توزیع آماری خاصی پیروی نمی کنند، اشاره نمود. اثر پذیری ناچیز این روش از مقادیر حدی که در برخی از سری های زمانی مشاهده می گردند نیز از دیگر مزایای این روش است. فرض صفر این آزمون بر تصادفی بودن و عدم وجود روند در سری داده ها دلالت دارد و پذیرش فرض یک (د فرض صفر) مبین وجود روند در سری داده ها می باشد. مراحل محاسبه مقدار آماره این آزمون به شرح زیر است:

(الف) محاسبه اختلاف بین تک مشاهدات با یکدیگر و اعمال تابع علامت و استخراج پارامتر s به شرح زیر:

$$t = \frac{\rho\sqrt{n-2}}{\sqrt{1-\rho^2}} \quad (8)$$

۳. تحلیل رگرسیون: داده های هواشناسی در تحلیل رگرسیون بوسیله استفاده از روش میانگین متحرک، خطی می شوند. یک رابطه رگرسیون خطی ساده برای به دست آوردن روند دراز مدت داده ها انتخاب می شود؛ به صورت:

$$Y = a + bX \quad (9)$$

که در این رابطه، Y متغیر جوی، X زمان و a و b ضرایب رگرسیونی هستند که با استفاده از روش کمترین مربعات محاسبه می شوند. با محاسبه مقدار T با درجه آزادی $n-2$ با استفاده از رابطه زیر معنی داری شبیه رگرسیون آزمون می شود:

$$T = \frac{b}{\sqrt{\frac{MSE}{S_{XX}}}} \quad (10)$$

که در این رابطه MSE میانگین مربعات خطأ و S_{XX} به صورت زیر محاسبه می گردد:

$$S_{XX} = \sum_{i=1}^n (X_i - \bar{X})^2 \quad (11)$$

اگر $|T| > t_{\alpha/2, n-2}$ (مقدار متناظر از جدول t-student) درجه آزادی $n-2$ ، فرض H_0 رد خواهد شد، در این صورت شبیه خط اختلاف معنی داری با صفر خواهد داشت و از آن به عنوان روند در سری زمانی ذکر می شود.

نتایج

برای بررسی روند تغییرات متغیر های مورد بررسی در این تحقیق، ابتدا مقدار آماره های سه روش من-کنдал، ضریب همبستگی اسپیرمن و تحلیل رگرسیون محاسبه گردید. سپس معنی داری این آماره ها در سطوح اطمینان ۹۵ و ۹۹ درصد مورد آزمون قرار گرفت. نتایج در جداول ۲ و ۳ آمده است.

الف) تحلیل در مقیاس سالانه

بر اساس آزمون من-کنдал، سری سالانه متغیر نقطه شبنم در ۷ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید. سری سالانه متغیر رطوبت نسبی در ۴ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار بود. کاربرد ضریب همبستگی اسپیرمن نشان داد سری سالانه متغیر نقطه شبنم در ۴ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹

$$\text{var}(S) = \frac{n-(n-1)(2n+5)-\sum_{i=1}^m i(t-1)(2t-5)}{18} \quad \text{if } n > 10 \quad (3)$$

$$\text{var}(S) = \frac{n-(n-1)(2n+5)}{18} \quad \text{if } n \leq 10 \quad (4)$$

که n تعداد داده های مشاهده ای و m معرف تعداد سری هایی است که در آنها حداقل یک داده تکراری وجود دارد. t نیز بیانگر فراوانی داده های با ارزش یکسان می باشد.

پ) استخراج آماره Z به کمک یکی از روابط زیر:

$$Z = \begin{cases} \frac{S-1}{\sqrt{\text{Var}(S)}} & \text{if } S > 0 \\ 0 & \text{if } S = 0 \\ \frac{S+1}{\sqrt{\text{Var}(S)}} & \text{if } S < 0 \end{cases} \quad (5)$$

در یک آزمون دو دامنه ای برای روند یابی سری داده ها، فرض صفر در حالت پذیرفته می شود که رابطه زیر برقرار باشد:

$$|Z| \leq Z_{\alpha/2} \quad (6)$$

که α سطح معنی داری است که برای آزمون در نظر گرفته می شود و Z_α آماره توزیع نرمال استاندارد در سطح معنی داری α می باشد که با توجه به دو دامنه بودن آزمون، از $\alpha/2$ استفاده شده است. در مطالعه حاضر، این آزمون برای سطوح اعتماد ۹۵٪ و ۹۹٪ استفاده شد. در صورتی که آماره Z مثبت باشد روند سری داده ها صعودی و در صورت منفی بودن آن روند نزولی در نظر گرفته می شود.

۲. ضریب همبستگی ρ اسپیرمن: این ضریب در اوایل دهه ۱۹۰۰ توسط چارلز اسپیرمن ابداع گردید. ضریب همبستگی اسپیرمن که آن را با ρ نمایش می دهد همواره بین -1 و $+1$ در نوسان است و از لحاظ سطح سنجش نیز ترتیبی و از نوع مقارن می باشد.

$$\rho = 1 - \frac{6(\sum d_i^2)}{n(n^2-1)} \quad (7)$$

که در آن ρ ضریب همبستگی اسپیرمن، n تعداد مشاهده ها و $\sum d_i^2$ مجموع مجذور تفاوت دو رتبه می باشد. برای آزمون ضریب همبستگی اسپیرمن از رابطه زیر آماره t محاسبه می شود که بعد از مقایسه آن با t جدول با درجه آزادی $n-2$ تصمیم گیری انجام می شود (۲).

درصد روندی معنی دار دارند، در فصل بهار در ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ و در ۴ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید همچنین در فصل تابستان در ۶ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد، در فصل پاییز ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد روندی معنی دار نشان داد. با توجه به آزمون تحلیل رگرسیون در فصل زمستان یک آماره در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ آماره در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید، در فصل بهار، تابستان و پاییز یک آماره در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید. مطابق نتایج حاصل از ضریب همبستگی اسپیرمن، سری فصل زمستان متغیر رطوبت نسبی در ۴ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و در ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید، در فصل بهار در ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ و در ۵ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار شد. همچنین در فصل تابستان ۵ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد، در فصل پاییز ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید.

درصد و ۸ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار است. در سری سالانه رطوبت نسبی، ۸ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید. با توجه به آزمون تحلیل رگرسیون در سری های زمانی مورد بررسی در ایستگاه های منتخب هیچ یک از آماره ها در سطوح مورد بررسی معنی دار نگردید.

ب) تحلیل در مقیاس فصلی

بر اساس آزمون من-کندال، سری متغیر نقطه شبیم در فصل زمستان ۵ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و در ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید، در فصل بهار در ۱۰ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ و در ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد و همچنین در فصل تابستان ۸ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد، معنی دار بوده است. در فصل پاییز ۴ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید. استفاده از آزمون من-کندال نشان داد متغیر رطوبت نسبی در فصل زمستان در ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و در ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵

جدول ۲- نتایج حاصل از آزمون من-کندال، ضریب اسپیرمن و تحلیل رگرسیون در سطوح احتمال ۹۵ و ۹۹ درصد، متغیر نقطه شبیم

تحلیل رگرسیون										من-کندال										
ضریب اسپیرمن					تابستان					بهار					سالانه					ایستگاه
	زمستان	تابستان	بهار	سالانه		زمستان	تابستان	بهار	سالانه		زمستان	تابستان	بهار	سالانه		زمستان	تابستان	بهار	سالانه	
C	B**	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	اردبیل
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	ارومیه
C	C	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	اصفهان
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	اهواز
C	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	آبادان
C	B**	C	C	B*	C	B**	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	بندر عباس
C	C	C	C	A*	C	C	C	C	C	C	A**	C	C	C	C	C	C	C	C	بوشهر
B*	B**	C	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	پیرجند
C	C	A**	C	C	C	C	C	A*	A*	A*	C	C	C	C	C	C	C	C	C	تبریز
C	A**	A**	A**	A**	C	A**	A**	A**	A**	A**	C	C	C	C	C	C	C	C	C	تهران
C	C	A	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	رشت
B**	B**	B**	C	B**	B*	B**	B**	B**	B**	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	C	زاہدان
C	B*	B*	C	C	C	B**	B**	B**	B**	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	زنجان
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	سنندج
B**	B**	B**	C	B**	B**	B**	B**	B**	B**	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	C	سمنان
C	B**	B**	C	B**	C	B**	B**	B**	B**	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	C	شهرکرد
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	شیرواز
C	C	C	A**	C	C	C	C	C	C	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	C	قروین
B**	B**	C	C	C	B**	B*	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	کرمان
A**	C	A**	A**	A**	A**	A**	C	A**	A**	A**	A**	C	C	C	C	C	C	C	C	گرگان
C	B*	B**	B*	B**	C	B*	B*	C	B*	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	همدان
A**	A**	A**	A**	B**	B*	C	B*	C	B*	C	B*	C	C	C	C	C	C	C	C	یزد

C: بدون روند A: روند مثبت B: روند منفی

جدول ۳- نتایج حاصل از آزمون من-کندال، ضریب اسپیرمن و تحلیل رگرسیون در سطوح احتمال ۹۵ و ۹۹ درصد متغیر رطوبت نسبی

ضریب ρ اسپیرمن												تحلیل رگرسیون				ایستگاه	
من-کندال						زمستان						بهار		تابستان		پاییز	
C	A*	A*	C	C	B**	B*	C	C	B**	B**	B*	C	C	C	C	اردبیل	
B**	B**	C	C	B**	B**	B*	C	C	B**	B**	B*	C	C	C	C	ارومیه	
C	C	C	C	C	B*	C	C	C	B*	B*	C	C	C	C	C	اصفهان	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	اهواز	
C	B*	B**	C	B*	C	B*	B*	C	B*	C	B*	B*	C	C	C	آبادان	
C	C	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	بندر عباس	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	بوشهر	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	پیرجند	
C	B*	C	C	C	B*	C	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	تبریز	
C	C	A**	C	C	C	A**	C	C	C	C	C	A**	C	C	C	تهران	
C	C	A**	C	C	C	A*	A**	C	C	C	A*	A**	C	C	C	رشت	
B**	B**	B**	B**	C	B**	B*	B**	B*	B**	B**	B**	B**	B*	B*	B*	زاہدان	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	زنجان	
C	C	C	A*	C	C	C	C	A*	C	C	C	C	C	C	C	سنندج	
B*	B*	B**	C	B*	B*	C	B**	C	B**	B*	C	B**	C	C	C	سمنان	
C	C	B*	C	C	C	B*	C	C	C	C	C	B*	C	C	C	شهرکرد	
C	C	C	B*	C	C	C	C	C	B**	C	C	C	C	C	C	شیرواز	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	قزوین	
C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	C	کرمان	
A**	A**	A**	A*	A*	A**	A*	A**	A**	A**	A**	A**	A**	A**	A**	A**	گرگان	
B*	C	C	C	B**	C	C	C	B**	C	C	C	C	C	C	C	همدان	
C	C	C	C	C	C	C	B*	C	B**	C	C	B*	C	C	C	یزد	

A: روند مثبت B: روند منفی C: بدون روند

جدول ۴- درصد ایستگاه های دارای روند معنی دار نسبت به کل ایستگاه ها به تفکیک آزمون، سطح معنی دار و متغیر مورد بررسی

متغیر نقطه شنبه												متغیر رطوبت نسبی												
نوع آزمون		سطح معنی داری		سالانه		زمستان		بهار		تابستان		پاییز		سالانه		زمستان		بهار		تابستان		پاییز		
من-کندال				۱۳/۶	۴/۵	۴/۵	۱۳/۷	۴/۵	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	
ضریب اسپیرمن	٪۹۵			۳۶/۴	۹/۱	۱۸/۱	۱۳/۶	۴/۵	۳۶/۸	۱۸/۱	۲۲/۷	۱۳/۶	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱
تحلیل رگرسیون			
من-کندال		٪۹۹		۳۱/۸	۲۲/۷	۹/۱	۳۶/۷	۴۵/۵	۱۸/۱	۱۳/۶	۴/۵	۲۷/۷	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱
ضریب اسپیرمن				۱۸/۱	۱۳/۶	۲۷/۷	۲۷/۷	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	۹/۱	
تحلیل رگرسیون			

معنی بوده اند. در فصل تابستان ۶ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد، در فصل پاییز ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد درصد معنی دار گردید.

بر اساس ضریب همبستگی اسپیرمن، متغیر نقطه شنبه در فصل زمستان ۳ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ درصد و در ۲ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد معنی دار گردید، در فصل بهار در ۶ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۹ و در ۱ ایستگاه در سطح اطمینان ۹۵ درصد

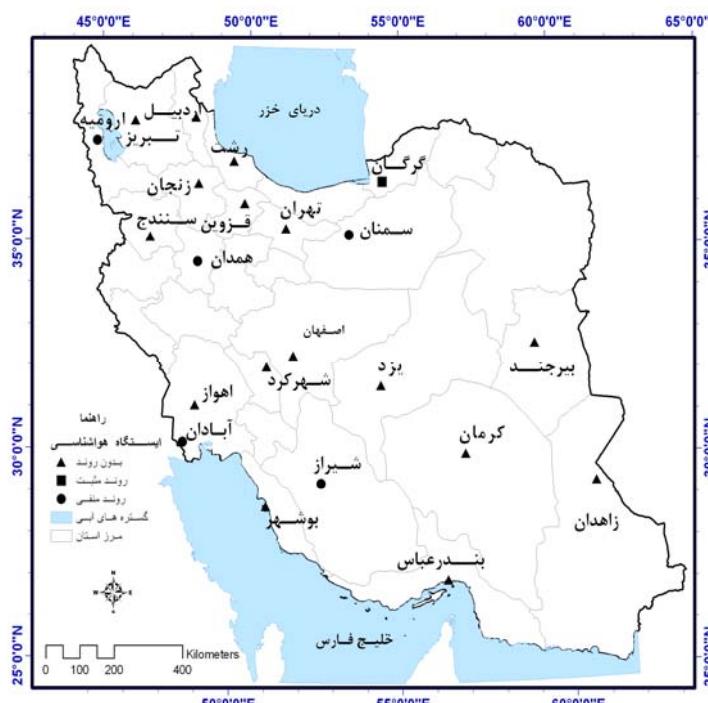
جدول ۵- درصد وجود روند افزایشی متغیرهای مورد بررسی با استفاده از آزمون من-کندال

نوع آزمون	سطح معنی داری	متغیر نقطه شبین						متغیر رطوبت نسبی					
		سالانه	زمستان	بهار	تابستان	پاییز	سالانه	زمستان	بهار	تابستان	پاییز	سالانه	زمستان
من-کندال		۴/۵	۰	۰	۴/۵	۴/۵	۴/۵	۰	۴/۵	۴/۵	۹/۱		
ضریب اسپیرمن	%۹۵	۰	۰	۰	۴/۵	۴/۵	۰	۰	۴/۵	۰	۴/۵		
من-کندال		۹/۱	۹/۱	۹/۱	۱۸/۲	۴/۵	۰	۴/۵	۴/۵	۱۳/۶	۰		
ضریب اسپیرمن	%۹۹	۱۳/۶	۴/۵	۴/۵	۹/۱	۹/۱	۴/۵	۴/۵	۴/۵	۱۳/۶	۴/۵		

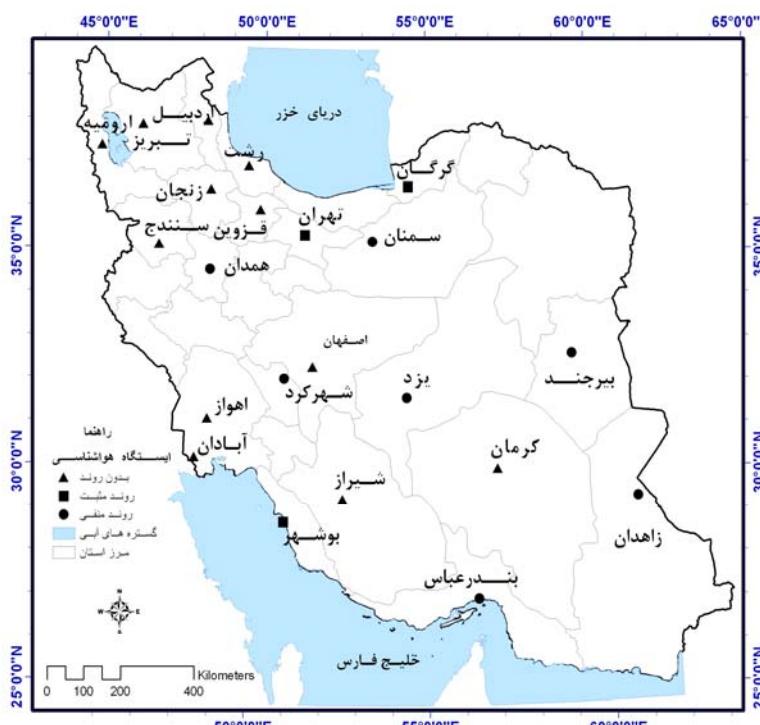
جدول ۶- درصد وجود روند کاهشی متغیرهای مورد بررسی با استفاده از آزمون من-کندال

نوع آزمون	سطح معنی داری	متغیر نقطه شبین						متغیر رطوبت نسبی					
		سالانه	زمستان	بهار	تابستان	پاییز	سالانه	زمستان	بهار	تابستان	پاییز	سالانه	زمستان
من-کندال		۹/۱	۴/۵	۴/۵	۹/۱	۴/۵	۹/۱	۱۳/۶	۴/۵	۹/۱	۰		
ضریب اسپیرمن	%۹۵	۱۸/۱	۹/۱	۱۸/۱	۱۸/۱	۰	۹/۱	۱۳/۶	۱۸/۱	۱۳/۶	۴/۵		
من-کندال		۲۷/۷	۱۳/۶	۳۶/۴	۱۸/۱	۴/۵	۱۸/۱	۹/۱	۰	۱۳/۶	۴/۵		
ضریب اسپیرمن	%۹۹	۲۲/۷	۹/۱	۲۲/۷	۹/۱	۰	۳۱/۸	۱۳/۶	۴/۵	۹/۱	۰		

نتایج حاصل از بررسی روند متغیرهای مورد مطالعه در سری زمانی سالانه در شکل‌های ۲ و ۱۳ آمده است.



شکل ۱- پراکنش روند در ایستگاه‌های مورد مطالعه در سری زمانی سالانه متغیر نقطه شبین



شکل ۲- پراکنش روند در ایستگاه های مورد مطالعه در سری زمانی سالانه متغیر رطوبت نسبی

ایستگاه دارای روند منفی و ۶ ایستگاه بدون روند می باشدند و در اقلیم فراخشک ۲ ایستگاه دارای روند منفی و ۲ ایستگاه بدون روند و در اقلیم بیابانی ۱ ایستگاه داری روند مثبت و ۱ ایستگاه دارای روند منفی و ۱ ایستگاه بدون روند بودند. در اقلیم خشک ۱ ایستگاه دارای روند مثبت و ۲ ایستگاه دارای روند منفی و ۱ ایستگاه بدون روند می باشد. در اقلیم خیلی مرطوب نوع الـف روندی مشاهده نگردید. در اقلیم مدیترانه ای ۱ ایستگاه دارای روند مثبت و ۱ ایستگاه بدون روند می باشد.

نتایج حاصل از بررسی روند به تفکیک اقلیم و روش های مورد مطالعه در جداول ۷ و ۸ آمده است. این نتایج نشان می دهد بر اساس روش من- کن达尔 بررسی متغیر رطوبت نسبی، در اقلیم نیمه خشک ۲ ایستگاه دارای روند منفی و ۶ ایستگاه بدون روند می باشدند و در اقلیم فراخشک و خشک ۱ ایستگاه داری روند منفی و ۳ ایستگاه بدون روند، در اقلیم بیابانی و خیلی مرطوب نوع الـف روندی مشاهده نگردید. در اقلیم مدیترانه ای ۱ ایستگاه دارای روند مثبت و ۱ ایستگاه بدون روند می باشد. بر اساس روش من- کن达尔 نتایج بررسی متغیر نقطه شبیه در هر یک از اقلیم ها نشان داد که در اقلیم نیمه خشک ۲

جدول ۷- تعداد ایستگاه دارای روند مشخص(مثبت، منفی و صفر) متغیر رطوبت نسبی

آزمون	من-کن达尔	اقلیم							
		روند مثبت	روند منفی	عدم روند	روند مثبت	روند منفی	عدم روند		
تحلیل رگرسیون									
ضریب اسپیرونمن									
۶	۲	۰	۶	۲	۰	۶	۲	۰	نیمه خشک(۸)
۲	۲	۰	۲	۲	۰	۳	۱	۰	فراخشک(۴)
۳	۰	۰	۳	۰	۰	۳	۰	۰	بیابانی(۳)
۲	۲	۰	۲	۲	۰	۳	۱	۰	خشک(۴)
۱	۰	۰	۱	۰	۰	۱	۰	۰	خیلی مرطوب نوع الـف(۱)
۱	۰	۱	۱	۰	۱	۱	۰	۱	مدیترانه ای(۲)

اعداد داخل پرانتز تعداد ایستگاه در هر اقلیم می باشد.

جدول ۸ - تعداد ایستگاه دارای روند مشخص (مثبت، منفی و صفر) متغیر نقطه شبیم

آزمون						اقلیم	
من-کندال							
ضریب اسپیرمن		عدم روند	روند منفی	عدم روند	روند مثبت	روند منفی	عدم روند
۴	۴	.	۶	۲	.	.	(نیمه خشک)(۸)
۲	۲	۰	۲	۲	۰	.	(فراخشک)(۴)
۲	۰	۱	۱	۱	۱	۱	(بیابانی)(۳)
۰	۳	۱	۱	۲	۱	.	(خشک)(۴)
۱	۰	۰	۱	۰	۰	.	خیلی مرتبط نوع الف(۱)
۱	۰	۱	۱	۰	۱	۱	مدیترانه‌ای(۲)

اعداد داخل پرانتز، تعداد ایستگاه در هر اقلیم می‌باشد.

بر اساس روش تحلیل رگرسیون، در اقلیم‌های مورد مطالعه روند مشاهده نگردید.

تابستان و پاییز ۴/۵ درصد از ایستگاه‌های مورد مطالعه دارای روند می‌باشند. بیشترین روند افزایشی تغییرات متغیرهای مورد بررسی بر اساس روش ناپارامتری من-کندال در فصل تابستان اتفاق افتاده است و کمترین روند تغییرات متغیر رطوبت نسبی در فصل زمستان حادث دارد. بر اساس روش من-کندال بیشترین روند کاهشی متغیر نقطه شبیم در فصل بهار و کمترین روند کاهشی در فصل پاییز اتفاق افتاده است. همچنین بیشترین روند کاهشی متغیر رطوبت نسبی در فصول زمستان و تابستان و کمترین روند تغییرات کاهشی در فصل پاییز بوده است. بر اساس روش اسپیرمن بیشترین روند تغییرات کاهشی رطوبت نسبی در سری سالانه و بهار و کمترین روند تغییرات در فصل پاییز مشاهده گردید همچنین بر اساس روش ذکر شده بیشترین روند تغییرات نقطه شبیم در سری سالانه و کمترین روند تغییرات در فصل پاییز بوده است. بر اساس روش پارامتری تحلیل رگرسیون، در سری‌های زمانی مورد بررسی متغیر نقطه شبیم روند خاصی مشاهده نگردید، اما متغیر رطوبت نسبی در تمامی سری‌های زمانی فصلی دارای روند بودند. با استناد به نتایج مطالعات پیشین که حاکی از روند افزایشی دما در اکثر ایستگاه‌های ایران می‌باشد (۹ و ۱۴)، کاهش روند تغییرات رطوبت نسبی قابل توجیه است. این روند کاهشی با نتایج ابوطالب و همکاران در کشور اردن، اسمیت و رینولدز در آمریکا و تنکار در ترکیه (۱۱، ۱۸، ۲۰ و ۲۱) مطابقت دارد. رطوبت نسبی یکی از عوامل اصلی ایجاد بارندگی می‌باشد و تغییر میزان آن بر مقدار بارش نیز تأثیر گذار خواهد بود که در اقلیمهای خشک و نیمه خشک ایران پدیده ای حائز اهمیت است. در اکثر ایستگاه‌های مطالعاتی، کاهش رطوبت نسبی با کاهش نقطه شبیم همخوانی دارد. ضرورت دارد داده‌های نقطه شبیم و رطوبت نسبی مورد بازبینی قرار گیرد تا اطمینان حاصل شود هرگونه روند احتمالی، ناشی از تغییر شیوه اندازه‌گیری یا ادوات مورد استفاده نبوده است. در مجموع بررسی تغییرات زمانی این دو کمیت، شاخص تکمیلی سودمندی در

نتایج و بحث

در این مطالعه روند تغییرات متغیرهای رطوبت نسبی و دمای نقطه شبیم با استفاده از روش‌های ناپارامتری من-کندال و آزمون اسپیرمن و روش پارامتری تحلیل رگرسیون در ۲۲ ایستگاه سینوپتیک بررسی شد. نتایج روند یابی متغیر نقطه شبیم با آزمون من-کندال نشان داد که در فصول زمستان، بهار و پاییز ۹/۱ درصد و در فصل تابستان ۲۲/۷ درصد و در سری سالانه ۱۳/۶ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند افزایشی می‌باشند. همچنین در سری سالانه ۳۶/۸، ۳۶/۱، ۱۸/۱، بهار ۴، تابستان ۳ و پاییز ۲۷/۳ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند کاهشی بودند. بر اساس روش تحلیل رگرسیون در سطوح مطالعه روند خاصی مشاهده نگردید. متغیر نقطه شبیم بر اساس ضریب اسپیرمن، در سری سالانه، تابستان و پاییز ۱۳ درصد از ایستگاه‌ها و در فصول زمستان و بهار ۴ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند افزایشی بودند. بر اساس ضریب اسپیرمن متغیر نقطه شبیم بترتیب در سری سالانه، زمستان، بهار و تابستان ۴۱، ۲۷، ۱۸ و ۴۱ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند کاهشی بودند. در فصل پاییز روند کاهشی مشاهده نگردید. نتایج حاصل از آزمون من-کندال متغیر رطوبت نسبی نشان دهنده آنست که در سری سالانه و فصل زمستان ۴/۵ درصد و در فصل بهار و پاییز ۹ درصد و در فصل تابستان ۱۸ درصد از ایستگاه‌های مورد مطالعه دارای روند افزایشی می‌باشد. همچنین در سری سالانه ۲۲/۷، زمستان ۱۳/۴، بهار ۱۸/۲، تابستان ۱۸/۱ و پاییز ۴/۵ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند کاهشی بودند. بر اساس ضریب اسپیرمن متغیر رطوبت نسبی در سری سالانه و تابستان ۹، زمستان، بهار، ۴ و پاییز ۱۳ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند افزایشی بودند. بر اساس ضریب اسپیرمن بترتیب در سری سالانه، زمستان، بهار، تابستان و پاییز ۴۱، ۲۷، ۴۱ و ۲۲/۲۲ درصد از ایستگاه‌ها دارای روند کاهشی بودند. بر اساس روش تحلیل رگرسیون در فصول زمستان و بهار ۱۳/۶ و در فصول

آشکار سازی تغییر اقلیم می باشد.

منابع

- ۱- ابراهیمی ح، علیزاده ا و جوانمرد س. ۱۳۸۴. "بررسی وجود تغییر دما در دشت مشهد به عنوان نمایه تغییر اقلیم در منطقه"، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی، شماره ۶۵۸
 - ۲- بی همتا م. و زارع چاهوکی م. ۱۳۸۷. "اصول آمار در منابع طبیعی انتشارات دانشگاه تهران"، ۳۰۰ صفحه.
 - ۳- جاوری م. ۱۳۸۲. "تغییرات دما و بارش در ایران"، پایان نامه دکترای جغرافیا، دانشگاه تهران.
 - ۴- حجام س، خوشخوی و شمس الدین وندی ر. ۱۳۸۷. "تحلیل روند تغییرات بارانگی های فصلی و سالانه چند ایستگاه منتخب در حوزه مرکزی ایران با استفاده از روش های ناپارامتری"، مجله پژوهش های جغرافیایی دانشگاه تهران، شماره ۶۴
 - ۵- خردادی م، اسلامیان س و عابدی کوپایی ج. ۱۳۸۶. "بررسی روند پارامترهای هواشناسی در چند منطقه از ایران"، کارگاه فنی اثرات تغییر اقلیم در مدیریت منابع آب.
 - ۶- روشنی م. ۱۳۸۲. "بررسی تغییرات اقلیمی سواحل جنوبی دریای خزر"، پایان نامه کارشناسی ارشد جغرافیا، دانشگاه تهران.
 - ۷- علیزاده ا، کمالی غ، موسوی ف و موسوی بایگی م. ۱۳۸۴. "هوا و اقلیم شناسی"، انتشارات دانشگاه فردوسی مشهد، ۳۸۱ صفحه.
 - ۸- محمدی ح. و تقوی م. ۱۳۸۴. روند شاخص های حدی دما و بارش در تهران، مجله پژوهش های جغرافیایی، شماره ۵۳
 - ۹- مساح بوانی ع. و سادات آشفته پ. ۱۳۸۶. "بررسی اهمیت موضوع تغییر اقلیم در جهان و تأثیر آن بر سیستم های مختلف"، کارگاه فنی اثرات تغییر اقلیم در مدیریت منابع آب.
 - ۱۰- ورشاویان و. ۱۳۸۶. "بررسی روند تغییرات برخی شاخصها و پارامترهای هواشناسی و هواشناسی کشاورزی تغییر اقلیم در چند نمونه اقلیمی ایران". پایان نامه کارشناسی ارشد. گروه مهندسی آبیاری و آبادانی. دانشگاه تهران.
- 11- Abu-Taleb A.A., Alawneh A.J., and Smadi M. 2007. Statistical analysis of recent changes in relative humidity in Jordan". Am. J of Environ Sci., 3: 75-77.
- 12- Brooks C.E.P., and Carrthers N. 1953. Handbook of statistical methods in meteorology". London, H.M.S.O.,pp 412.
- 13- Brunetti M., Buffoni L., Maugeri M., and Nanni T. 2000. Trends of minimum and maximum daily temperatures in Italy from 1865 to 1996".Theor Appl. Climatol., 66:49-60.
- 14- Ghahraman B. 2006. Time trend in the mean annual temperature of Iran. Turk J. Agric. For., 30:439-448.
- 15- Hulme M.Z., Zaho C., and Jiang T. 1994. Recent and future climate change in East Asia" Int.J.Clim., 14:637-658.
- 16- Lettenmaier D.P., Wood E.F., and Wallis J.R. 1994. Hydro-climatological trends in the continental United States, 1948-88.J.Climate, 7:586-607.
- 17- Serrano A., Mateos V.L., and Garcia J.A. 1999. Trend analysis of monthly precipitation over the Iberian Peninsula for the period 1921-1995. Phys. Chem. Earth. Vol.24, No.1-2:85-90.
- 18- Tonkaz T., Cetin M., and Tulucu K. 2007. The impact of water resources development projects on water vapor pressure trends in a semi-arid region", Turkey. J.Climatic change, 82: 195-209.
- 19- Robinson P.J. 2000. Temporal trends in United States dew point temperatures. Int.J.climatology, Vol.20, No.9 : 985-1002 .
- 20- mith T.M., and Reynolds W.R. 2005. A global merged land-air-sea surface temperature reconstruction based on historical observations (1980-1997). J. Climate, 18: 2021-2036
- 22- Van Wijngaarden W.A., and Lucie Vincent A. 2000." Trends in relative humidity in Canada from1953-2003". Climate Research Branch, Meteorological Service of Canada.



Seasonal and Annual Trend of Relative Humidity and Dew Point Temperature in Several Climatic Regions of Iran

A.Gharekhani¹ - N. Ghahreman^{2*}

Abstract

Long term trend analysis of meteorological variables has a great importance in climate change detection studies. The purpose of this study was to assess changes in relative humidity and dew point temperature over the period 1973-2003. Monthly data of relative humidity and dew point temperature of 22 synoptic stations of Iran were obtained from Iran Meteorological Organization (IRIMO). These stations represent different climates of the country based on De Martonne climatic classification. All seasonal and annual series have been checked for normality with the Kolmogorov-Smirnov test. Time trends of both variables were analyzed using parametric and non-parametric techniques (Least square linear regression, Mann-Kendall and rho-Spearman correlation coefficient). Based on the results of Mann-Kendall test, the most significant increasing trend of both variables exists in summer season and the least trend of relative humidity was observed in winter season. The most and least increasing trend of dew point temperature was observed in spring and autumn respectively. Using rho-Spearman correlation coefficient, the most significant decreasing trend of relative humidity was observed in annual and spring time series. Parametric test of regression analysis revealed no specific trend in dew point series, but all seasonal series of relative humidity showed trend. In general, the decreasing trend of series was more than increasing trend. The results indicated that no specific climatic pattern of trends can be suggested.

Keywords: Dew point, Iran, Mann-Kendall, Regression analysis, Relative humidity, Rho Spearman, Trend

1- M.Sc. student of Agrometeorology, Dept. of Irrigation and Reclamation Engineering, College of Agricultural Engineering and Technology, University of Tehran

2- Assoc. Professor, Dept. of Irrigation and Reclamation Engineering, College of Agricultural Engineering and Technology, University of Tehran

(* - Corresponding Author Email: nghahreman@ut.ac.ir)