

بهینه‌سازی تعداد ایستگاه‌های باران‌سنگی ایران براساس روش‌های میان‌یابی و تحلیل مؤلفه‌های اصلی

* زهرا گرانی نژاد مشیزی^۱، فاطمه تیموری^۲، ام البنین بذرافشان^۳

۱. دانش آموخته کارشناسی ارشد آبخیزداری، دانشکده کشاورزی و منابع طبیعی، دانشگاه هرمزگان، بندرعباس
۲. استادیار، دانشکده کشاورزی و منابع طبیعی، دانشگاه هرمزگان، بندرعباس

(تاریخ دریافت ۱۵/۰۱/۱۳۹۶؛ تاریخ تصویب ۱۰/۰۳/۱۳۹۶)

چکیده

بهینه‌سازی تعداد ایستگاه‌های سینوپتیک در تخمین میزان بارندگی به لحاظ کاهش هزینه تعمیر و نگهداری، گامی مهم است. هدف اصلی این تحقیق، تعیین تعداد بهینه ایستگاه‌های سینوپتیک برای تخمین میزان بارندگی است. بر این اساس، ابتدا مقادیر باران ایستگاه‌های سینوپتیک مربوط به دوره آماری مشترک ۱۴ ساله از سازمان هواشناسی کشور اخذ شد و عملکرد پنج روش مختلف درون‌یابی ارزیابی شد. با توجه به نتایج، روش تابع پایه شعاعی (RBF)، با میزان خطای ۰/۶۳، به عنوان مناسب‌ترین روش برآش داده، انتخاب شد و سپس با استفاده از روش یادشده و PCA بهینه‌سازی ایستگاه‌ها صورت پذیرفت. بررسی‌های انجام شده نشان می‌دهد با حذف ایستگاه‌های سینوپتیک در روش PCA خطای برآورد RMSE از ۰/۴۸ به ۰/۵۲ نسبت به حالتی که از همه ایستگاه‌های سینوپتیک استفاده می‌شد، افزایش یافت و در روش میان‌یابی تابع پایه شعاعی میزان خطای از ۰/۶۳ به ۰/۵۵ کاهش یافت که بیان کننده مناسب‌بودن این روش در بهینه‌سازی ایستگاه‌های سینوپتیک کشور است. نتایج بیان می‌کند که با حذف ۳۴ نقطه در روش PCA و ۲۲ نقطه در روش میان‌یابی تابع پایه شعاعی از شبکه ایستگاه‌های سینوپتیک ایران مقدار خطای به دست‌آمده قابل قبول است.

کلیدواژگان: اعتبار‌سنگی، ایستگاه سینوپتیک، بهینه‌سازی، درون‌یابی، PCA.

صحیح می‌توان به اطلاعات بسیار بالاهمیتی در مطالعات منطقه‌ای و مسائل مدیریت منابع آب دست یافت. اصلاح و طراحی یک شبکه باران‌سنگی بهمنظور افزایش دقت در تخمین مقادیر بارش، به یافتن موقعیت بهینه ایستگاه‌های باران‌سنگی نیاز دارد. بیشتر خطاهای تخمین بارش، ناشی از موقعیت باران‌سنچ‌ها است که یک طراحی مناسب شبکه باران‌سنگی می‌تواند خطاهای مرتبط با اندازه‌گیری بارش را کاهش دهد [۷]. دو عامل تعداد و چگونگی توزیع مناسب باران‌سنچ‌ها تأثیر اساسی در تعیین و محاسبه بارندگی متوسط یک حوضه دارند. به بیانی، تعیین دقت تخمین بارندگی در یک منطقه وابسته به صحت و دقت نقطه مکان‌بایی شده به عنوان ایستگاه دارد. همچنین این نکته را باید توجه کرد که اگر تعداد ایستگاه‌های مدنظر زیاد باشد، از لحاظ اقتصادی مقرن‌به‌صرفه نیست و در صورت کمبودن آنها میزان تخمین بارندگی با واقعیت محل، تفاوت فاحشی خواهد داشت. بهینه‌سازی موقعیت شبکه ایستگاه‌های بارندگی می‌تواند در دقت برآوردهای بارندگی و در نتیجه در مطالعات آب‌شناسختی، بیلان آبی و مدیریت منابع آب مؤثر باشد [۸]. الگوریتم‌های متفاوتی برای بهینه‌سازی موقعیت شبکه ایستگاه‌های بارندگی وجود دارد که برخی از آنها بر روش‌های زمین‌آماری مبتنی‌اند [۹]. کریجینگ یک روش کارآمد درون‌بایی است که هر قدر نمونه در فاصله دورتری باشد، به همان نسبت وزن آماری‌ای که به آن داده می‌شود، کمتر است. اما در عین حال موقعیت نمونه نیز مدنظر قرار می‌گیرد. از مهم‌ترین ویژگی‌های کریجینگ آن است که به ازای هر تخمین، خطای مرتبط به آن را می‌توان محاسبه کرد. به همین دلیل قبل از احداث ایستگاه و آماربرداری، می‌توان میزان کاهش واریانس برآورد را به ازای اضافه کردن ایستگاه جدید محاسبه کرد و با برآورد توزیع مکانی واریانس خطای می‌توان مناطقی که دارای خطای بیش از حد آستانه مدنظر است را شناسایی کرد و تحت پوشش ایستگاه‌های جدید قرار داد. در بهینه‌سازی شبکه باران‌سنگی با استفاده از زمین‌آمار، می‌توان ایستگاه‌هایی که مقادیر آنها با دقت مناسبی با استفاده از سایر ایستگاه‌های شبکه قابل تخمین است را مشخص کرد. همچنین می‌توان مناطقی را که در آنجا خطای تخمین زیاد است را برای اضافه کردن باران‌سنچ برای کاهش

مقدمه

بارندگی یکی از موضوعات مهم در بیشتر مسائل هیدرولوژیکی و مطالعات منابع آب است که در دسترس بودن آمار و اطلاعات مربوط به آن اهمیت ویژه‌ای دارد [۱]. بارندگی یکی از متغیرهای مهم ورودی به سیستم‌های هیدرولوژیک به‌شمار می‌آید. اندازه‌گیری بارش برای مطالعات رواناب، آب‌های زیرزمینی، سیلاب، رسوب و... ضروری است [۲]. داده‌های بارش در وظایف متعددی از مدیریت منابع آب از قبیل آنالیز و ارزیابی بودجه آب، آنالیز و پیش‌بینی سیل، برآورد وضعیت رودخانه‌ها و طراحی سازه‌های هیدرولیکی تأثیر دارند. یک شبکه باران‌سنگی قابل اعتماد و مطلوب می‌تواند داده‌های بارش دقیق و جامع برای طراحی مؤثر اقتصادی و ساختار هیدرولیکی بهمنظور کنترل سیلاب فراهم کند. شبکه باران‌سنگی ایستگاه‌های سینوپتیک معمولاً برای تسهیل در اندازه‌گیری مستقیم داده‌های بارش، تغییرات مکانی-زمانی و تغییر در الگوی بارش منطقه‌ای در نقاط مختلف نصب می‌شود [۳]. شبکه باران‌سنگی باید متراکم‌تر از شبکه‌های استفاده شده برای اندازه‌گیری سایر عناصر هواشناسی (مثل دما، رطوبت، تبخیر و فشار) باشد، چرا که الگوهای بارش بسیار متغیر است و توزیع مکانی آن را نمی‌توان به‌طور مؤثر و بدون داشتن شبکه‌ای متراکم نشان داد [۴]. یک شبکه باران‌سنگی خوب طراحی شده باید به تعداد کافی ایستگاه باران‌سنگی داشته باشد تا معنکس‌کننده تنوع مکانی-زمانی بارش در منطقه باشد [۵]. خطای طراحی پروژه‌های منابع آب در نهایت سبب خسارت‌های جانی و اقتصادی بسیار زیادی بر اثر استفاده از داده‌های بارش نادرست می‌شود. بنابراین، شناسایی و انتخاب شبکه باران‌سنگی با ایستگاه‌های بهینه و مکان و تعداد مطلوب از اهداف اصلی طراحی شبکه است. در این صورت می‌توان داده‌های بارش را با کمترین عدم اطمینان و هزینه به‌دست آورد [۶]. از طرفی، داده‌های ایستگاه‌های باران‌سنگی در یک محدوده جغرافیایی بهصورت نقطه‌ای برداشت می‌شود که باید این داده‌ها به منطقه تعمیم داده شوند که این کار را می‌توان به کمک اطلاعات بارندگی ایستگاه‌های مجاور انجام داد. از دیرباز تخمین درست بارندگی در سطح یک منطقه اهمیت فراوانی داشته است چرا که با در اختیارداشتن یک برآورد

ساده بر اساس میزان خطای ایجادشده در اعتبار سنجدی متقابل پیشنهاد می‌شود که بعد از برآش سطح بهینه بر میزان بارندگی اجرا می‌شود. در ادامه نیز روش دیگری با استفاده از تحلیل مؤلفه‌های اصلی اجرا و عملکرد این دو روش با مقایسه خطای سطوح ایجادشده از حذف نقاط، بررسی می‌شود تا ضمن ارزیابی قابلیت‌های این دو روش، شبکه بهینه برای ایستگاه‌های سینوپتیک معرفی شود.

مواد و روش

منطقه مطالعه‌شده

کشور ایران با وسعت $1,640,195$ کیلومتر مربع در نیمه جنوبی منطقه معتدل شمالی بین $0^{\circ} ۳۰'$ و $۴۷^{\circ} ۲۵'$ ، $۳۹^{\circ} ۶۳^{\circ}$ عرض شمالی از خط استوا و $۱۴^{\circ} ۴۴^{\circ}$ و $۲۰^{\circ} ۲۰'$ طول شرقی از نصف‌النهار گربینویچ قرار دارد. سرزمین ایران به طور کلی کوهستانی و نیمه‌خشک است و میانگین ارتفاع آن بیش از ۱۲۰۰ متر از سطح دریاست. بیش از نیمی از مساحت کشور را کوهها و ارتفاعات، یک چهارم آن را دشت‌ها و کمتر از یک چهارم دیگر آن را نیز زمین‌های در زراعی تشکیل می‌دهد [۱۹]. مقدادیر باران سالانه ایستگاه‌های سینوپتیک کشور طی دوره آماری مشترک ۲۰۰۰ تا ۲۰۱۴ استخراج شد (شکل ۱).

روش‌ها

ارزیابی روش‌های درون‌یابی در تخمین میزان بارندگی با توجه به نقطه‌ای بودن برداشت اطلاعات در مطالعات جغرافیایی می‌توان به کمک درون‌یابی، داده‌ها را به سطح تعیین داد [۱۸]. هدف از درون‌یابی، تخمین مقادیر نامعلوم با استفاده از مقادیر معلوم است [۲۰]. درون‌یابی در سه مرحله اصلی انجام می‌گیرد. ابتدا جستجو و آماده‌سازی داده‌ها که شامل یافتن خطا با تحلیل‌های ساده آماری، تحلیل روند داده‌های موجود و بررسی چگونگی توزیع داده‌هاست [۲۱]. سپس پیاده‌سازی مدل‌های قطعی و یا زمین‌آماری موجود برای ایجاد سطح و در نهایت آنالیز سطوح و تفسیر نتایج است. روش‌های درون‌یابی متنوعی در برآورد میانگین بارندگی استفاده شده است. بررسی منابع نشان می‌دهد روش‌های بهینه به دست آمده متفاوت بوده و با تغییر مکان تغییر کرده‌اند، از این‌رو، روش

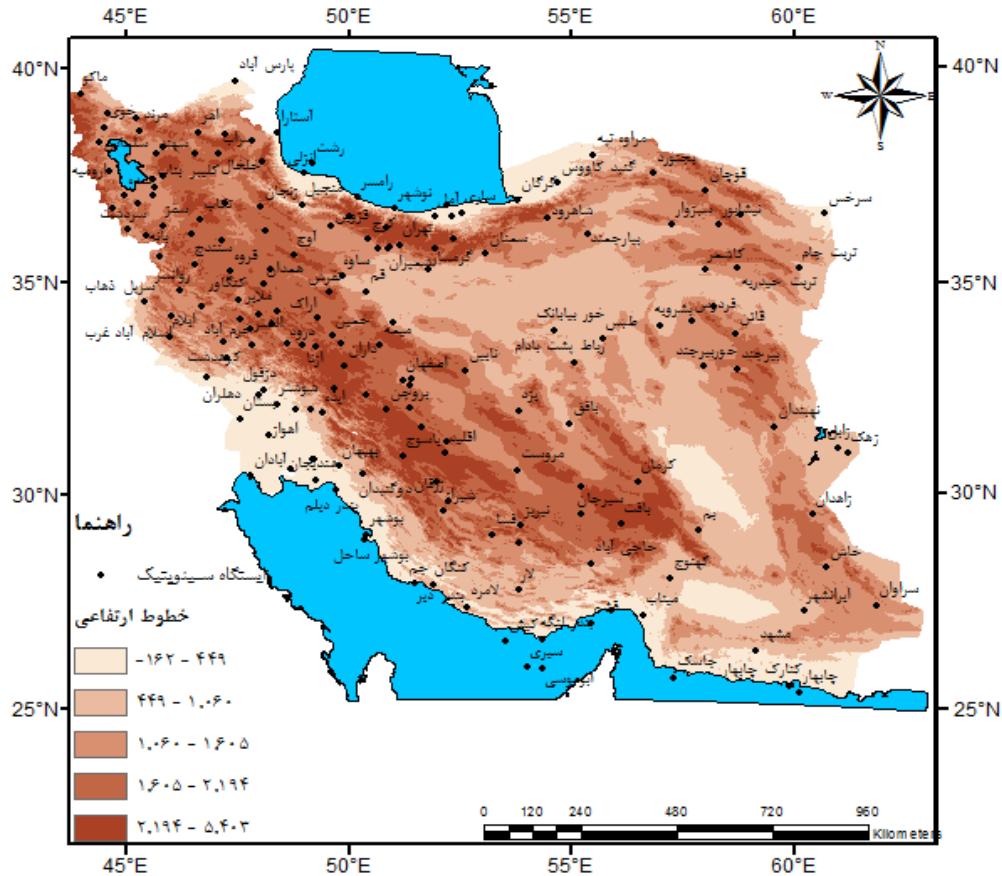
خطای تخمین پیدا کرد [۱۰]. PCA یکی از تکنیک‌های کاهش داده و بر اساس شناسایی مؤلفه‌های توصیف‌کننده واریانس سامانه بود و در تعیین ایستگاه‌های مؤثر در منطقه مطالعه‌شده استفاده شد.

تینکتیکدیس و همکارانش [۱۱] تأثیر افزایش تعداد ایستگاه‌ها را در بهبود نتایج روش کربیجنگ بررسی و اثبات کردند که به دلیل وجود تابع نیم‌تغییرنما^۱ که ارتباط مکانی معقولی بین نقاط را مشخص می‌کند، لزوماً n ایستگاه، تخمین بهتری از m ایستگاه ($n > m$) ارائه خواهد داد، چرا که تخمین در کربیجنگ وابسته به فاصله مکانی است و از این‌رو ممکن است n ایستگاه در وضعیت بدتری باشد، مگر در حالتی که همه m ایستگاه زیرمجموعه n ایستگاه باشند که در آن صورت تخمین بهتر و واریانس خطا کمتر خواهد بود. دیمیتریس و متاکسا [۱۲] به منظور ارزیابی مکانی بارش و بهینه‌سازی شبکه باران‌سنجدی تایوان با استفاده از داده‌های بارش ساعتی و سالیانه، از روش زمین‌آمار بهره گرفتند. چنگ و همکارانش [۱۳] روشی متشکل از دو معیار طراحی شبکه کربیجنگ و آنتروپی را برای یافتن تعداد کافی باران‌سنجدی استفاده کردند، به طوری که معرف پدیده بارندگی ماهیانه باشد آنها با محاسبه آنتروپی انتقال اطلاعات و آنتروپی مشترک درجه اهمیت ایستگاه‌ها را تعیین کردند. بارسا و همکارانش [۱۴] از دو مدل برآورد ASPDM^۲ مدل میانگین کوتاه‌ترین مسیر برای به حداقل رساندن فاصله) و مدل کربیجنگ برای بهینه‌سازی تعداد باران‌سنجدی در حوضه آپولی ایتالیا استفاده کردند. کارآموز و همکارانش [۱۵]، شفیعی و همکارانش [۱۶] و ادب و همکارانش [۱۷] از روش کربیجنگ برای بهینه‌سازی تعداد ایستگاه‌های باران‌سنجدی استفاده کردند. فکی و همکارانش [۱۸] به بهینه‌سازی ایستگاه‌های باران‌سنجدی در حوضه ناهمنگ اقلیمی تونس پرداختند. در این مطالعه از روش کاهش واریانس زمین‌آماری استفاده شده است. نتایج پژوهش آنها نشان داد ایستگاه‌های مرکز و جنوب کارآمدتر است و تعداد زیادی از ایستگاه‌های شمالی باید حذف شود.

هدف اصلی در این تحقیق، بهینه‌سازی تعداد ایستگاه‌های سینوپتیک کشور در برآورد باران است. بدین‌منظور روشی

1. Semivariogram

2. The Alliance in Support of the Partiotic Democracy Movement



شکل ۱. نقشه توزیع ایستگاه‌های سینوپتیک استفاده شده طی دوره آماری مطالعه شده

$$\gamma(h) = \frac{1}{2n(h)} \sum_{i=1}^{n(h)} [z(x_i) - z(x_{i+h})]^2 \quad (1)$$

که در آن $\gamma(h)$: مقدار نیم‌تفییرنما برای جفت نقاطی که به فاصله h از هم؛ n : تعداد زوج نقاطی است که به فاصله h از یکدیگر؛ $z(x_i)$: مقدار مشاهده شده متغیر در نقطه x_i و $z(x_{i+h})$: مقدار مشاهده شده متغیری که به فاصله h از x_i قرار دارد.

کریجینگ (Kriging)

برای انجام روش‌های زمین‌آمار، داده‌های استفاده شده باید دو ویژگی داشته باشند: یکی توزیع نرمال فضایی داده‌ها این است که و دیگری میانگین و واریانس در مکان تغییر زیادی نداشته باشد [۲۵]. بیان ریاضی روش زمین‌آمار به صورت رابطه ۲ است:

$$Z(s) = \alpha(s) + \varepsilon(s) \quad (2)$$

در این رابطه $Z(s)$: مقدار متغیر ناحیه‌ای، $\alpha(s)$: روند قطعی و مؤلفه ساختاری، $\varepsilon(s)$: خطای نمونه نسبت یا مؤلفه تصادفی است.

منتخب در یک منطقه را نمی‌توان به سایر مناطق تعیین داد [۱۱]. از جمله روش‌های پرکاربرد روش‌های وزن دهنده معکوس (IDW)،^۱ تابع پایه شعاعی (RBF)،^۲ کریجینگ ساده (SK)،^۳ کریجینگ عادی (OK)^۴ و کریجینگ عمومی (UK)^۵ هستند [۲۲] که در این تحقیق از ARCMAP برای میان‌یابی استفاده شد.

واریوگرام

برای تعیین میزان همبستگی مکانی یک متغیر در فواصل نمونه برداری شده و استخراج پارامترهای لازم در مراحل درون‌یابی از واریوگرام استفاده می‌شود [۲۲]. واریوگرام اولین قدم برای مدل‌سازی ساختار مکانی به منظور استفاده در کریجینگ است. واریوگرام از طریق رابطه زیر محاسبه می‌شود [۲۴].

1. Inverse Distance Weighting
2. Radial Basis Function
3. Simple Kriging
4. Ordinary Kriging
5. Universal Kriging

$$\text{CRS}: \Psi(d) = \ln\left(\frac{cd}{2}\right)^r + E_r(cd)^r + \gamma \quad (5)$$

$$\text{IMQ}: \Psi(d) = \left(\sqrt{d^r + c^r}\right)^{-1} \quad (6)$$

$$\text{MQ}: \Psi(d) = \sqrt{d^r + c^r} \quad (7)$$

$$\text{ST}: \Psi(d) = \ln\left(\frac{cd}{2}\right)^r + I_r(cd) + \gamma \quad (8)$$

$$\text{TPS}: \Psi(d) = c^r d^r \ln(cd) \quad (9)$$

در این معادلات d ، فاصله بین نقاط نمونه‌برداری شده و پیش‌بینی شده؛ c ، فاکتور ملایم‌کردن انحنای سطح زمین؛ I_r ،تابع بسل اصلاح شده و γ ، ثابت اویلر است. استفاده از هریک از این جواب‌های متفاوتی به دست می‌دهند. برای مقایسه روش‌های درون‌یابی می‌توان از اعتبارسنجی متقابل^۶ استفاده کرد. اساس روش این است که تعدادی از نقاط از فرایند درون‌یابی (به صورت تصادفی یا انتخابی) حذف و درون‌یابی با بقیه نقاط انجام می‌گیرد. در گام بعدی نقاط قبلی حذف شده به عنوان نقاط آموزش استفاده شده و تعدادی نقاط دیگر برای آزمون انتخاب می‌شود. این فرایند تا زمانی ادامه می‌یابد که همه ایستگاه‌های بررسی شده به عنوان ایستگاه آزمون استفاده شده باشند و در نهایت مقادیر محاسبه شده و پیش‌بینی شده با هم مقایسه می‌شوند. در صورتی که نقاط به صورت دسته‌ای حذف شوند، روش مقایسه را اعتبارسنجی^۷ گویند [۲۷]. از جمله فرمول‌های رایج در اعتبارسنجی، ریشه خطای میانگین مربعات (RMSE)^۸ است که توسط رابطه ۱۰ بیان می‌شود [۷].

$$RMSE = \sqrt{\frac{1}{N} \sum (Z^*(x_i) - Z(x_i))^2} \quad (10)$$

که در آن $Z^*(x_i)$ مقدار برآورده شده متغیر i ام، $Z(x_i)$ مقدار اندازه‌گیری شده متغیر i ام و n ، تعداد نقاط مشاهده‌ای است.

روش تحلیل مؤلفه‌های اصلی (PCA)

PCA از روش‌های آماری چندمتغیره است که می‌توان از آن برای کاهش پیچیدگی تحلیل متغیرهای اولیه مسئله در مواردی استفاده کرد که با حجم زیادی از اطلاعات

روش عکس فاصله (IDW)

در این روش برای هریک از نقاط، وزنی براساس فاصله بین نقطه اندازه‌گیری می‌شود تا موقعیت نقطه مجھول در نظر می‌گیرند و وزن‌دهی‌ها توسط توان وزن‌دهی کنترل می‌شوند. بنابراین، در این روش صحت‌سنجی با تغییر نقاط انجام می‌گیرد؛ به صورتی که توان‌های بزرگ‌تر، تأثیر نقاط دورتر را از نقطه برآورده کاهش می‌دهند و توان‌های کوچک‌تر، وزن‌ها را به طور یکنواخت‌تری بین نقاط هم‌جوار توزیع می‌کنند [۲۶]. رابطه ۳ معادله تخمین در روش معکوس فاصله را نشان می‌دهد.

$$Z(X_i) = \frac{\sum_{i=1}^n x_i \frac{1}{d_i^a} z(x_i)}{\sum_{i=1}^n x_i \frac{1}{d_i^a}} \quad (3)$$

که در آن d_i : فاصله بین نقطه تخمین تا هریک از نمونه‌های واقع در همسایگی آن، $(z(x_i))$: مقدار تخمین خاصیت مد نظر در نقطه x_i ، (x_i) : مقدار مشاهده شده خاصیت مد نظر در نقطه x_i و a عبارت از توان عکس فاصله هستند.

روش تابع شعاعی (RBF)

این روش یک تابع عمومی را به کار می‌گیرد که وابسته به فاصله بین نقاط درون‌یابی شده و نمونه‌برداری شده است. تعریف ریاضی این روش در معادله ۲ آمده است.

$$Z(x) = \sum_{i=1}^m a_i f_i(x) + \sum_{j=1}^n b_j \Psi(d_j) \quad (4)$$

در این معادله $\Psi(d)$ تابع پایه شعاعی، d_j فاصله بین نقاط نمونه‌برداری شده و پیش‌بینی شده نقطه X را نشان می‌دهد. $F(x)$ روند تابع و عضو اساسی برای چندجمله‌ای‌های با درجه کمتر از m است. روش تابع شعاعی خود، بر حسب نوع تابع، دارای پنج نوع اسپیلاین کاملاً منظم (CRS)^۹، اسپیلاین کششی (IMQ)^{۱۰}، اسپیلاین چند ربعی (MQ)^{۱۱}، اسپیلاین چندربعی معکوس (IMQ)^{۱۲}، اسپیلاین صفحه‌ای نازک (TPS)^{۱۳} است که هریک از آنها معادله‌ای دارد که به ترتیب در روابط ۵ تا ۹ آمده است [۲۴].

1. Completely Regularized Spline

2. Spline With Tension

3. Multi Quadratic

4. Inverse Multi Quadratic

5. Thin Plate Spline

6. Cross Validation

7. Validation

8. Root Mean Square Error

می‌شود. آنالیز مؤلفه‌های اصلی برای تک تک ماتریس‌های X انجام می‌شود و ضریب همبستگی هر ایستگاه با مؤلفه‌های اصلی از رابطه ۱۱ محاسبه می‌شود.

$$\text{Corr}(Z_j, X_i) = \lambda_j^{1/2} a_{i,j} \quad (11)$$

که در آن $\text{Corr}(Z_j, X_i)$: آمین مؤلفه مدنظر، $a_{i,j}$: آمین بردار ویژه متناظر با آمین مؤلفه، $\lambda_j^{1/2}$: آمین متغیر اصلی است در هر آنالیز مؤلفه اصلی، اگر ضریب همبستگی یک ایستگاه با مؤلفه‌های اصلی بیش از ۰/۹ باشد، آن ایستگاه به عنوان ایستگاه اصلی یا ایستگاه مؤثر در پایش شناخته می‌شود [۲۰] و اهمیت نسبی هر ایستگاه از رابطه ۱۲ محاسبه می‌شود. این نسبت اهمیت هر ایستگاه را نسبت به ایستگاه‌های دیگر نشان می‌دهد. پس می‌توان برای صرفه‌جویی در وقت و هزینه‌ها، ایستگاه‌های سینوپتیک کم‌اهمیت را در پایش میزان بارندگی حذف کرد. حذف ایستگاه‌های کم‌اهمیت تا جایی ادامه پیدا می‌کند که متوسط ضریب تغییرات بارش زیاد نباشد. بدین منظور باید به ترتیب ایستگاه‌هایی که اهمیت نسبی کمتر از ۰/۱، ۰/۲، ۰/۳ و غیره دارند، حذف شوند و خطای ایجادشده در سطح به دست آید.

روبه رو هستیم [۲۸]. با اعمال این روش، متغیرهای اولیه به مؤلفه‌های جدید و مستقل از یکدیگر (با ضریب همبستگی صفر برای هر دو مؤلفه) تبدیل می‌شوند [۲۹]. مؤلفه‌های جدید ایجادشده ترکیب خطی از متغیرهای اولیه هستند [۳۰]. با استفاده از تکنیک PCA، ترکیباتی خطی از P متغیر اولیه، X_1, X_2, \dots, X_p برای ایجاد P ضریب مستقل (معادل با تعداد متغیرهای اولیه استفاده شده)، Z_1, Z_2, \dots, Z_n ایجاد می‌شود [۱۷]. در آنالیز مؤلفه‌های اصلی باید تعداد متغیرها (ایستگاه‌های سینوپتیک)، P، کمتر و یا حداقل برای تعداد داده‌های مشاهده شده (تعداد سال‌های آماری)، n باشد [۳۱]. با توجه به اینکه در این تحقیق از آمار سالانه بارندگی ایستگاه‌های سینوپتیک کشور ایران که از سال ۲۰۰۰ تا سال ۲۰۱۴ ثبت شده در دسترس است، تعداد داده‌ها و یا مشاهدات هر ایستگاه ۱۴ مورد است و برای پایش هر ایستگاه سینوپتیک از ۱۴ ایستگاه سینوپتیک مجاور استفاده شد. بنابراین، ماتریس داده‌ها، X برای آنالیز مؤلفه‌های اصلی هر ایستگاه یک ماتریس ۱۴×۱۴ است. وقتی ماتریس X برای یک ایستگاه سینوپتیک تعریف می‌شود از داده‌های خود ایستگاه استفاده نمی‌شود بلکه فقط از ۱۴ ایستگاه مجاور استفاده

$$\frac{\text{مجموع دقعاتی که در هر ایستگاه محاسبات ایستگاه‌های دیگر به عنوان مؤثر شناخته شده}}{\text{مجموع دقعاتی که هر ایستگاه در همسایگی ایستگاه‌های دیگر ظاهر شده}} = \text{اهمیت نسبی هر ایستگاه سینوپتیک} \quad (12)$$

$$\text{Cor}(Z_j, X_i) = \lambda_j^{1/2} a_{i,j} \quad (13)$$

در رابطه ۱۳ cV_m مقدار متوسط ضریب تغییرات میزان بارش بعد از حذف ایستگاه‌های غیر مؤثر بوده و (cV_{mo}) مقدار متوسط ضریب تغییرات میزان بارش در ایستگاه‌های باران‌سنگی با وجود همه ایستگاه‌هاست.

نتایج

با توجه به نرمال‌بودن داده‌ها در روش‌های درون‌بایی تبدیل‌های لوگ و باکس-کاکس در نرم‌افزار MINITAB17 روی داده‌ها اعمال شد تا پیش‌فرض روش‌های کریجینگ برقرار شود که نرمال‌بودن داده‌هاست [۲۱]. روش‌های مختلف درون‌بایی، کریجینگ که شامل Ordinary Kriging و Universal Kriging و Simple Kriging تابع شعاعی پایه (RBF) است روی مقدار متوسط (IDW)، بارندگی اعمال شد. با استفاده از روش‌های درون‌بایی سعی

روش حداقل واریانس وارد

این روش در سال ۱۹۶۳ توسط وارد¹ پیشنهاد شد. در این روش در هر مرحله از تحلیل، ترکیب هر جفت از نمونه‌ها ممکن است مورد توجه قرار گیرد و هر دو دسته‌ای که ادغام آنها سبب افزایش مقدار واریانس به اندازه یک واحد شود، در یک دسته قرار می‌گیرند. در این روش خوشبندی برای کاهش تلفات ناشی از داده‌های دورافتاده² از معیاری جدید برای محاسبه عدم شباهت بین خوشبندی استفاده می‌کند. در روش وارد از مجموع مربعات تفاضل هر داده از یک خوشبندی بردار میانگین آن خوشبندی استفاده می‌شود. با استفاده از رابطه زیر مقدار متوسط عدم قطعیت یا خطای پایش به ازای حذف ایستگاه‌های سینوپتیک غیر مؤثر قابل محاسبه است [۲۰].

1. Ward
2. Outlier

جدول ۲ تقسیم‌بندی نواحی اقلیمی بر حسب تغییرات میزان بارش را نشان می‌دهد [۱۹]. بیشترین وسعت مربوط به بارندگی ۵۰-۰ میلی‌متر نواحی اقلیمی بیابانی بسیار خشک است که در پهنهٔ ایران مرکزی قرار دارد و تعداد ایستگاه‌های سینوپتیک کمترین پراکنش را در این بخش دارند. پس از آن بخش عمدهٔ کشور را بارندگی ۲۵۰-۵۱ میلی‌متر و شرایط اقلیمی نیمه‌بیابانی و خشک تشکیل می‌دهد که پراکنش مناسبی دارد. حال آنکه در بخش غربی، شمال غربی و شمال کشور با توجه به وسعت کم، مناطق با بارندگی بیش از ۴۵۰ میلی‌متر تا ۲ هزار میلی‌متر هستند.

شد ابتدا حالت بهینه برای هر روش محاسبه و سپس با روش‌های دیگر مقایسه شود (جدول ۱). در نهایت، روش تابع شعاعی پایه با نیم‌تغییر نمای اسپیلاین تنشی و چندگانه با RMSE برابر با ۰/۶۳ به عنوان بهترین روش تخمین سطح تعیین شد. بیشترین خطاب مربوط به روش کریجینگ عمومی با نیم‌تغییر نمای دایره‌ای بود که در آن میزان خطاب ۰/۸۷ محاسبه شد. روش تابع پایه شعاعی در نیم‌تغییر نمای اسپیلاین کاملاً منظم نیز با میزان خطاب ۰/۶۴ دومین روش بهینه بود.

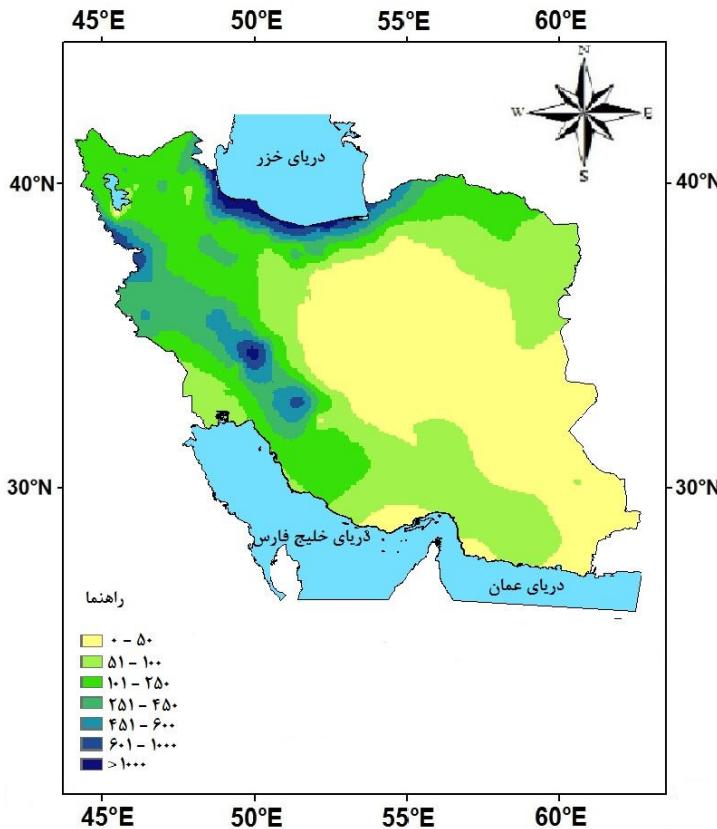
برمبنای شکل ۲ و روش میان‌یابی RBF، تعداد هفت ناحیه اقلیمی بر حسب تغییرات بارش در ایران مشهود است.

جدول ۱. مقدار خطاب در هر یک از انواع روش درون‌یابی

روش درون‌یابی	وزن‌دهی معکوس (IDW)	تابع پایه شعاعی (RBF)	کریجینگ ساده (SK)	کریجینگ عمومی (UK)	کریجینگ عادی (OK)
	$Z(so) = \sum \lambda_i \times Z(Si)$				
۰/۷۹					
۰/۶۴	اسپیلاین کاملاً منظم				
۰/۶۳	اسپیلاین تنشی				
۰/۶۳	چندگانه				
۰/۶۹	چندگانه معکوس				
۰/۶۵	اسپیلاین صفحه نازک				
۰/۷۲	دایره‌ای				
۰/۷۷	گوسی				
۰/۷۴	کروی				
۰/۷۳	نمایی				
۰/۸۷	دایره‌ای				
۰/۸۶	گوسی	$Z(x) = m(x) + \varepsilon'(X)$			
۰/۸۷	کروی				
۰/۸۴	نمایی				
۰/۸۳	دایره‌ای				
۰/۸۶	گوسی				
۰/۸۷	کروی				
۰/۸۴	نمایی				

جدول ۲. طبقه‌بندی اقلیمی بر حسب تغییرات بارش [۳]

نوع اقلیم	میزان بارش (mm)
بیابانی	۵۰-۰
نیمه‌بیابانی	۱۰۰-۵۰
خشک	۲۵۰-۱۰۰
نیمه‌خشک	۴۰۰-۲۵۰
نیمه مرطوب	۶۰۰-۴۰۰
مرطوب	۱۰۰۰-۶۰۰
خیلی مرطوب	>۱۰۰۰



شکل ۲. میانیابی به روش میانیابی تابع شعاعی پایه (RBF)

شمارش و بر تعداد دفعاتی که هر ایستگاه در همسایگی ایستگاه‌های دیگر شمارش شده، تقسیم می‌شود (رابطه ۱۲). عدد به دست آمده بین صفر تا یک است که اهمیت نسبی ایستگاه‌های سینوپتیک را نشان می‌دهد. جدول ۳ نتایج به دست آمده از اهمیت نسبی هر ایستگاه سینوپتیک را نشان می‌دهد.

برای بهینه‌سازی ایستگاه‌های سینوپتیک ایران، به ترتیب ایستگاه‌هایی که اهمیت نسبی کمتر از $0/20$ ، $0/1$ و 1 داشتند حذف شدند. نمودار خطای ضریب تغییرات (نسبت واریانس به میانگین) برآورده حاصل در سطح ایجاد شده به‌ازای حذف نقاط در شکل ۳ ارائه شده است. حذف ایستگاه‌های کم‌اهمیت تا جایی ادامه می‌یابد که متوسط ضریب تغییرات میزان بارش سالانه زیاد نباشد. همان‌گونه که در شکل ۳ مشخص است به‌ازای حذف ایستگاه‌هایی که اهمیت نسبی کمتر از $0/4$ دارند، متوسط ضریب تغییرات از $0/48$ به $0/52$ درصد تغییر می‌کند. یعنی با حذف ایستگاه سینوپتیک، خطای برآورد میزان بارندگی سالانه از $0/48$ به $0/58$ درصد نسبت به حالتی که از همه ایستگاه‌ها

در ادامه، آنالیز مؤلفه‌های اصلی برای تک‌تک ایستگاه‌های سینوپتیک انجام گرفت که بدین‌منظور برای انجام آنالیز مؤلفه‌های اصلی برای یک ایستگاه، با توجه به ۱۴ سال آماری، ۱۴ ایستگاه سینوپتیک مجاور انتخاب شد و سپس آنالیز مؤلفه‌های اصلی روی آنها انجام گرفت تا ایستگاه‌های مؤثر در پایش ایستگاه مدنظر مشخص شود. برای اجرای آنالیز یادشده، در محیط MATLAB ۱۷۹ (تعداد ایستگاه) ماتریس 14×14 (سال آماری) براساس همسایگی اقلیدسی برای هر نقطه شکل گرفت و آنالیز PCA روی تک‌تک ایستگاه‌ها صورت پذیرفت. مؤلفه اول PCA بیشترین واریانس را دارد و به ترتیب واریانس در مؤلفه‌های بعدی کاهش می‌یابد. مقدار بیشینه سهم متغیرها در مؤلفه‌های اصلی در سه مؤلفه اول خود را نمایان می‌سازد. از این‌رو، ستون اول می‌تواند ملاک اصلی تعیین ایستگاه مدنظر باشد. بعد از مشخص شدن مؤلفه‌های اصلی با کمک آزمون PCA باید اهمیت نسبی هر یک ایستگاه‌های سینوپتیک مشخص شود. برای محاسبه این کمیت، ابتدا تعداد دفعاتی که هر ایستگاه، ضریب همبستگی بیش از $0/9$ با مؤلفه‌های PCA داشته باشد

وجود ندارد. بیشترین تعداد ایستگاه حذف شده در این روش مربوط به مناطق اقلیمی با بارش بیش از ۶۰ میلی‌متر است که شامل نواحی شمالی و شمال غربی دریای خزر و بخش‌های اقلیمی با باران ۶۰۰-۴۰ میلی‌متر در اطراف دریاچه ارومیه است.

نقاط ایستگاهی حذف شده در روش RBF هیچ شباهتی با نقاط حذف شده در روش PCA ندارد و فقط تعدادی ایستگاه را در اقلیم خشک و نیمه‌خشک و گاه نیمه‌مرطوب حذف کرده است. این در حالی است که تراکم ایستگاهی در شمال و غرب بسیار زیاد است و به صورت ظاهری نیز به‌وضوح مشخص است.

استفاده شده، افزایش می‌یابد. همچنین در روش میان‌یابی تابع شعاعی پایه نیز ۲۲ ایستگاه سینوپتیک حذف شد و میزان خطا از ۰/۶۳ به ۰/۵۵ درصد کاهش یافت که این کارایی زیاد روش میان‌یابی در بهینه‌سازی ایستگاه‌های سینوپتیک را نشان می‌دهد.

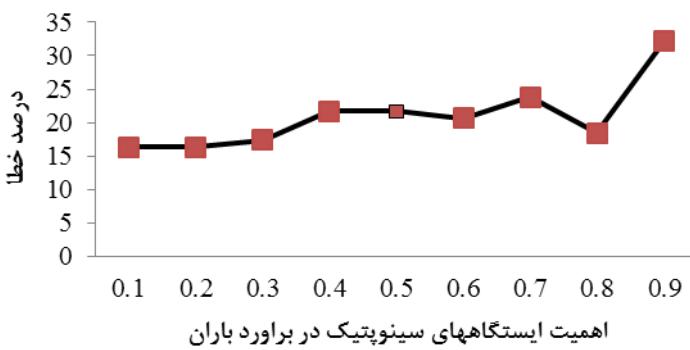
شکل ۴ تعداد ایستگاه‌های حذف شده در طبقات مختلف اقلیمی ایران بر حسب روش PCA و RBF را نشان می‌دهد. بر اساس نتایج، در روش PCA در اقلیم بیابانی تعداد دو ایستگاه حذف شده است که به دلیل نزدیکی فاصله به هم بوده است. در واقع دلیل آن عدم پراکنش مناسب ایستگاه‌های سینوپتیک است. در حالی که در نقاطی در بخش‌های شمالی کویر لوت هیچ ایستگاهی

جدول ۳. اهمیت نسبی محاسبه شده برای هر نقطه بر اساس دفعات تکرار و دفعات مؤثربودن هر ایستگاه در PCA

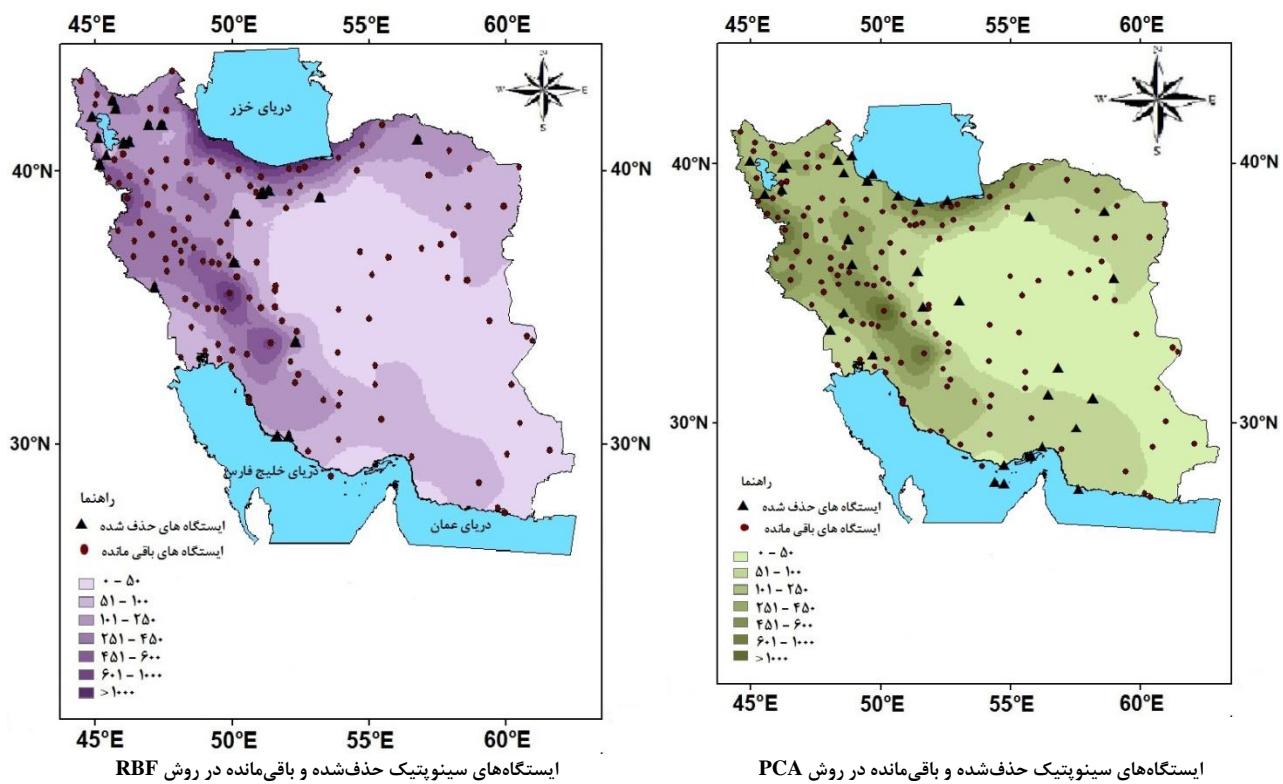
ایستگاه	تکرار	تکرار	تأثیر	نسبی	ایستگاه	تکرار	تکرار	تأثیر	نسبی	ایستگاه	تکرار	تکرار	تأثیر	نسبی
اهر	۱۳	۷	۰/۵۳	تریت جام	۱۷	۱۱	۰/۶۴	قروه	۱۴	۶	۰/۴۲			
بناب	۱۷	۷	۰/۴۱	تریت چیریه	۱۵	۱۲	۰/۸	مریوان	۱۰	۸	۰/۸			
تبریز	۲۳	۸	۰/۳۴	سیزوار	۲۲	۹	۰/۴	بافت	۲۵	۸	۰/۳۲			
جلفا	۱۳	۸	۰/۶۱	سرخس	۱۴	۱۲	۰/۸	به	۲۰	۵	۰/۲۵			
سراب	۱۵	۷	۰/۴۶	قوچان	۱۸	۱۴	۰/۷۷	سیرجان	۲۱	۱۱	۰/۵۲			
سهند	۲۲	۸	۰/۳۶	کاشمر	۱۵	۱۲	۰/۸	شهر بابک	۱۷	۱۱	۰/۶۴			
کلیبر	۲۱	۹	۰/۴۲	کلمکان	۱۳	۸	۰/۶۱	کرمان	۱۷	۲	۰/۱۱			
مراغه	۲۴	۱۲	۰/۵	گناباد	۱۶	۱۲	۰/۷۵	کهونج	۲۸	۳	۰/۱			
مرند	۱۵	۹	۰/۶	مشهد	۱۳	۱۲	۰/۹۲	اسلام‌آباد	۷	۶	۰/۸۵			
ملکان	۱۸	۵	۰/۲۷	نیشابور	۳۲	۱۲	۰/۳۷	روانسر	۱۰	۷	۰/۷			
ارومیه	۱۶	۷	۰/۴۳	جنورد	۱۳	۷	۰/۵۳	سریل ذخاب	۸	۴	۰/۵			
پیرانشهر	۱۲	۱۰	۰/۸۳	آبادان	۹	۶	۰/۶۶	کمانشاه	۱۶	۸	۰/۵			
تکاب	۱۴	۸	۰/۵۷	امیدیه	۴	۴	۱	کنگاور	۱۲	۹	۰/۷۵			
خوی	۹	۵	۰/۵۵	امیدیه - پ	۱۳	۵	۰/۳۸	دوگنبدان	۱۷	۱۶	۰/۹۴			
سردشت	۱۱	۹	۰/۸۱	اهواز	۱۳	۱۱	۰/۸۴	یاسوج	۱۶	۱۵	۰/۹۳			
سلماس	۱۲	۲	۰/۱۶	ایذه	۱۵	۱۳	۰/۸۶	گرگان	۷	۴	۰/۵۷			
قرضیالدین	۸	۵	۰/۶۲	بستان	۹	۳	۰/۳۳	گبند کاووس	۱۲	۹	۰/۷۵			
ماکو	۵	۲	۰/۴	بندر ماهشهر	۸	۸	۱	مراوه تپه	۱۱	۱۰	۰/۹			
مهاباد	۱۳	۷	۰/۵۳	بهبهان	۱۵	۱۲	۰/۸	آستارا	۹	۰	۰			
میاندوآب	۱۲	۸	۰/۶۶	ذوق	۲	۰	۰	ازلی	۸	۱	۰/۱۲			
نقده	۱۳	۱	۰/۰۷	رامهرمز	۱۷	۱۵	۰/۸۸	رشت	۶	۱	۰/۱۶			
اردبیل	۹	۲	۰/۲۲	شوشتر	۹	۷	۰/۷۷	منجیل	۹	۴	۰/۴۴			
پارس‌آباد	۶	۱	۰/۱۶	صفی ذوق	۱۳	۱۱	۰/۸۴	ازنا	۱۳	۱۱	۰/۸۴			
خلخال	۱۲	۳	۰/۲۵	مسجد سلیمان	۱۵	۱۳	۰/۸۶	الشتر	۱۴	۱۱	۰/۷۸			
مشکین	۱۵	۶	۰/۴	هندیجان	۱۲	۱۱	۰/۹۱	الیگودرز	۱۴	۱۳	۰/۹۲			

ادامه جدول ۳. اهمیت نسبی محاسبه شده برای هر نقطه بر اساس دفعات تکرار و دفعات مؤثربودن هر ایستگاه در PCA

ایستگاه	تکرار	تأثیر	نسبی	ایستگاه	تکرار	تأثیر	نسبی	ایستگاه	تکرار	تأثیر	نسبی
اصفهان	۱۲	۱	۰/۰۸	خدبنده	۱۳	۱۱	۰/۸۴	بروجرد	۱۶	۱۰	۰/۶۲
خور	۱۰	۶	۰/۶	زنجان	۹	۷	۰/۷۷	پل دختر	۱۵	۷	۰/۴۶
داران	۱۸	۱۳	۰/۷۲	مامنشان	۱۳	۶	۰/۴۶	خرمآباد	۱۱	۸	۰/۷۲
-ش-	۱۹	۱۲	۰/۶۳	بیارجمند	۱۶	۴	۰/۲۵	درود	۱۲	۸	۰/۶۶
اصفهان	۱۹	۱۲	۰/۶۳	سمنان	۱۹	۱۲	۰/۶۳	کوهدهشت	۱۴	۱۲	۰/۸۵
شهرضا	۱۱	۱۱	۱	شاھرود	۱۴	۹	۰/۶۴	نورآباد	۱۴	۸	۰/۵۷
کاشان	۱۱	۳	۰/۲۷	گرمسار	۱۰	۷	۰/۷	آمل	۱۱	۶	۰/۵۴
کبوترآباد	۱۲	۸	۰/۶۶	ایرانشهر	۵	۴	۰/۸	بابلسر	۰	۰	۰
گلپایگان	۱۶	۱۱	۰/۶۸	چالهار	۵	۴	۰/۸	رامسر	۱۶	۱	۰/۰۶
میمه	۱۶	۸	۰/۵	خاش	۶	۳	۰/۵	ساری	۹	۴	۰/۴۴
نایین	۱۴	۴	۰/۲۸	زابل	۵	۲	۰/۴	سیاه بیشه	۱۲	۷	۰/۵۸
کرج	۱۳	۹	۰/۶۹	زاهدان	۱۱	۷	۰/۶۳	قائمشهر	۱۸	۱۵	۰/۸۳
ایلام	۹	۸	۰/۸۸	زهک	۲	۱	۰/۵	نوشهر	۶	۲	۰/۳۳
دهلران	۱۴	۹	۰/۶۴	سرavan	۳	۲	۰/۶۶	اراک	۱۸	۱۴	۰/۷۷
بندر دیر	۹	۵	۰/۵۵	کنارک	۵	۴	۰/۸	تفرش	۲۲	۳	۰/۱۳
بندر دبلم	۱۴	۱۱	۰/۷۸	چالهار							
بوشهر	۱۰	۸	۰/۸	آباده	۱۵	۱۴	۰/۹۳	خمین	۱۴	۹	۰/۶۴
بوشهر	۱۲	۹	۰/۷۵	اقلید	۱۹	۱۸	۰/۹۴	ساوه	۸	۶	۰/۷۵
ساحل											
کنگان جم	۹	۶	۰/۶۶	ایزد خواست	۱۸	۱۳	۰/۷۲	بندرعباس	۲۲	۶	۰/۲۷
تهران	۲۶	۲۰	۰/۷۶	حسن آباد	۲۷	۱۵	۰/۵۵	بندر لنگه	۱۴	۵	۰/۳۵
چیتگر	۲۴	۱۶	۰/۶۶	دراب							
دوشان تپه	۲۲	۱۹	۰/۸۶	زقان	۲۴	۲۲	۰/۹۱	جاسک	۱۳	۱	۰/۰۷
ژئوفیزیک	۲۰	۱۶	۰/۸	سد درودزن	۱۴	۷	۰/۵	ابوموسی	۹	۲	۰/۲۲
شمیران	۲۵	۲۲	۰/۸۸	شیراز	۱۲	۱۲	۱	سیری	۹	۲	۰/۲۲
فیروزکوه	۲۱	۱۵	۰/۷۱	فسا	۱۸	۱۵	۰/۸۳	قسم	۱۷	۴	۰/۲۳
فیروزکوه	۱۷	۹	۰/۵۲	لار	۱۵	۱۰	۰/۶۶	کیش	۱۱	۸	۰/۷۲
بروجن	۱۸	۱۶	۰/۸۸	لامرد	۱۶	۱۰	۰/۶۲	حاجی آباد	۳۰	۱۵	۰/۵
شهرکرد	۲۰	۱۴	۰/۷	نیریز	۱۹	۱۵	۰/۷۸	میناب	۲۱	۱۰	۰/۴۷
کوهزنگ	۲۱	۱۷	۰/۸	آوج	۹	۸	۰/۸۸	ملایر	۱۶	۴	۰/۲۵
بشرویه	۱۴	۱۱	۰/۷۸	قروین	۲۰	۱۵	۰/۷۵	نهاوند	۱۶	۱۲	۰/۷۵
بیرجند	۱۵	۶	۰/۴	علم کلایه	۱۹	۱۵	۰/۷۸	همدان	۱۶	۱۱	۰/۶۸
خوبیرجند	۱۵	۱۰	۰/۶۶	بانه	۱۵	۱۱	۰/۷۳	همدان	۱۴	۵	۰/۳۵
طبس	۶	۴	۰/۶۶	بیجار	۱۵	۸	۰/۵۳	نوروز	۱۹	۹	۰/۴۷
فردوس	۹	۶	۰/۶۶	زرینه آبانو	۱۷	۱۴	۰/۸۲	باقق	۱۳	۷	۰/۵۳
قائی	۱۱	۳	۰/۲۷	سقز	۱۵	۱۱	۰/۷۳	رباط پشت	۹	۸	۰/۸۸
نهیندان	۴	۲	۰/۵	سنندج	۱۵	۱۴	۰/۹۳	بادام	۷	۶	۰/۸۵



شکل ۳. نمودار خطای ایجادشده در برآورد میزان بارندگی با حذف ایستگاه‌های سینوپتیک بر اساس اهمیت نسبی خطای حاصل از ضریب تغییرات CV



شکل ۴. ایستگاه‌های سینوپتیک حذف شده و باقی‌مانده در روش RBF و PCA

شده است. این در حالی است که بیشتر ادوات این ایستگاه‌ها وارداتی و همهٔ تجهیزات همراه آنها نیز وابستگی ۱۰۰ درصدی به کشور صادرکننده دارد. در این تحقیق برای بهینه‌سازی تعداد ایستگاه‌های سینوپتیک کشور ایران، بعد از اخذ اطلاعات مربوط به بارش ۱۷۹ ایستگاه سینوپتیک روش‌های درون‌بابی برای پهنگ‌بندی متوسط

نتیجه‌گیری
زیادبودن هزینهٔ تعمیر و نگهداری ایستگاه‌های سینوپتیک، ضرورت بهینه‌کردن تعداد این ایستگاه‌ها را در برآورد فاکتورهای مختلف هواشناسی در سطح کشور می‌رساند تا سال ۲۰۱۰ بیش از ۱۷۰ ایستگاه سینوپتیک فعال در کشور وجود داشته و در حال حاضر تعداد آنها نیز بیشتر

شمال و شمال غرب کشور است که میزان تراکم ایستگاه‌های سینوپتیک بیشتر است قرار دارد، ولی در قسمت مرکزی و شرقی تراکم ایستگاه‌ها اندک است و این نشان دهنده عدم توزیع مناسب و همگون ایستگاه‌های سینوپتیک ایران است. با حذف ایستگاه‌های سینوپتیک در روش PCA خطای برآورد RMSE از 0.48 به 0.52 درصد نسبت به حالتی که از همه ایستگاه‌های سینوپتیک استفاده می‌شد، افزایش یافت و در روش میان‌یابی تابع شعاعی میزان خطا از 0.63 به 0.55 کاهش یافت که بیان کننده مناسببودن روش PCA در بهینه‌سازی ایستگاه‌های سینوپتیک کشور است.

نتایج بیان می‌کند که با حذف ۳۴ ایستگاه از شبکه ایستگاه‌های سینوپتیک در روش PCA مقدار خطای به دست آمده قبل پذیرش است و می‌توان دقت اندازه‌گیری میزان بارندگی در بقیه ایستگاه‌های سینوپتیک و صرفه‌جویی در زمان و هزینه به همان دقت سطح اولیه رسید.

منابع

- [1].Yousefi H, Nohegar A, Khosravi Z, Azizabadi Farahani M. Drought Modeling and Management Using SPI and RDI Indexes (Case study: Markazi provin). The Univercity of Tehrans Scientific Journals Database. 2015; 2(3): 337- 344. (In Persian)
- [2].Mohammadi M, Karami H, Farzin S, Farokhi A. Prediction of Monthly Precipitation Based on Large-scale Climate Signals Using Intelligent Models and Multiple Linear Regression (Case Study: Semnan Synoptic Station), The Univercity of Tehrans Scientific Journals Database. 2017; 4(1): 201- 214. (In Persian)
- [3].Sajal KA, Abdullah GY, Nitin M. Optimal design of rain gauge network in the Middle Yarra River catchment, Australia. *Hydrol.Process.*2014.
- [4].Pardo-Igúzquiza E. Optimal selection of number and location of rainfall gauges for areal rainfall estimation using geostatistics and simulated annealing. *Journal of Hydrology.* 1998; 210: 206-220.
- [5].Xie, Y., bin Chen, T., Mei Lei, Jun Yang, Qing-jun Guo, Bo Song, Xiao-yong Zhou, 2011, Spatial distribution of soil heavy metal pollution estimated by different interpolation methods: Accuracy and uncertainty analysis, *Chemosphere*, Vol. 82, No. 3, PP. 468- 476.

بارندگی سالانه اعمال شدند. روش میان‌یابی تابع شعاعی پایه با کمترین میزان RMSE سطح پنهان را تخمین زده و براساس روش یادشده، ایران به هفت نقطه اقلیمی برحسب تغییرات بارش تقسیم شد که بیشترین وسعت منطقه اقلیمی مربوط به مناطق با باران کمتر از ۵۰ میلی‌متر است. نتایج نشان داد در این منطقه اقلیمی کمترین ایستگاه به لحاظ تعداد و پراکنش وجود دارد و در مناطق شمالی و غرب کشور بیشترین نقاط ایستگاهی و پراکنش وجود دارد. در واقع سیاست تأسیس ایستگاه در سازمان مربوط به آن نیز براساس تغییرپذیری فاکتورهای هواشناسی و اهمیت پایش آنها در نقاط مختلف کشور به لحاظ سیاسی، اجتماعی و مدیریتی است.

نتایج میان‌یابی نشان داد بیشترین خطای برآورد مربوط به روش کریجینگ عمومی و عادی و کمترین خطای مربوط به روش RBF معرفی شد. که با نتایج کارآموز و همکارانش [۱۵]، شفیعی و همکارانش [۱۶]، ادبی و همکارانش [۱۷] و فکی و همکارانش [۱۸] در مقیاس کوچک، همسو نیست. به عقیده شفیعی و همکارانش [۱۶] یکی از اصول میان‌یابی به روش کریجینگ، وجود اطلاعات نقطه‌ای پایه، تعداد کافی و مناسب و همچنین پراکنش صحیح ایستگاه‌های سنجش و اندازه‌گیری است که این امر با توجه به شکل پراکنش نامناسب و ناکافی ایستگاه‌های سینوپتیک در کشور، سبب افزایش خطای کاهش دقت میان‌یابی می‌شود.

نتایج روش‌های میان‌یابی در این تحقیق نشان داد دقت برآورد بارش در بخش‌های مرکزی ایران نسبت به مناطق پرباران شمالی و غرب کشور، کمتر است. عساکره [۱۹] معتقد است بسیاری از نواحی کشور بهخصوص نواحی داخلی و ایران مرکزی که کانون‌های آبگیر کشور به شمار می‌آیند، از نظر اقلیمی کمترین تباين و ارتفاع بیش از ۲۶۰۰ متر دارند و فاقد ایستگاه ثبت مقدار بارش هستند که خود این مستله سبب کاهش دقت برآورد در این مناطق می‌شود. در مقابل نتایج در بخش‌های غربی و شمالی کشور به سبب توزیع نسبتاً مناسب ایستگاه‌ها قابل اعتمادتر هستند.

نتایج بهینه‌سازی ایستگاه‌های سینوپتیک در برآورد بارش نشان می‌دهد، ۳۴ ایستگاه سینوپتیک کم‌اهمیت در روش PCA و ۲۲ ایستگاه در روش میان‌یابی تابع شعاعی پایه حذف شد. بیشتر ایستگاه‌های حذف شده در قسمت

- [6].Kassim AHM, Kottegoda NT. Rainfall network design through comparative kriging methods. *Hydrological Sciences Journal*. 1991; 36: 223–240.
- [7].Mohd Aziz M, Yusof F, Mohd Daud Z, Yusop A, Afif M. Optimal design of rain gauge network in Johor by using geostatistics and particle swarm optimization. *International Journal of GEOMATE*. 2016; 11(25): 2422–2428.
- [8].Adhikary SK, Yilmaz AG, Muttill N. Optimal design of rain gauge network in the Middle Yarra River catchment, Australia. *HYDROLOGICAL PROCESSES*. 2014; 29(3): 2582–2599.
- [9].Mishra AK, Coulibaly P. Developments in hydrometric network design: a review. *Reviews of Geophysics*. 2009. 47: RG2001.
- [10]. Chebbi A, Bargaoui ZK, da Conceição Cunha M. Development of a method of robust rain gauge network optimization based on intensity-duration-frequency results. *Hydrol. Earth Syst. Sci.* 2013; 17: 4259–4268.
- [11]. Tsintikidis D, Georgakakos KP, Sperfslag JA, Smith DE, Carpenter TM. Precipitation Uncertainty and Raingage Network Design Within Folsum Lake watershed. *Journal of Hydrologic Engineering*. 2002; 7(2): 175–184.
- [12]. Dimitris M, Metaxa G. 2006. Geostatistical Analysis of Spatial Variability of Rainfall and Optimal Design of a Rainguage Network, *Water Resources Management*. 2006; 10: 107-127.
- [13]. Cheng KS, Wei C, Cheng YB, Yeh HC. Effect of spatial variation characteristics on contouring of design storm depth, *Hydrol Process* 2003; 17(9): 1755-69.
- [14]. Barca E, Passarella G, Uricchio V. 2008. Optimal Extension of the Rain Gauge Monitoring Network of the Apulian Regional Consortium for Crop Protection, *Environ Monittroring Assessment*. 2008; 145(58): 375-386.
- [15]. Karamouz M, Kerachian R, Akhbari M, Hafez B. Design of river water quality monitoring networks: a case study, *Environ Model Assess* 2009; 14(6): 705-14.
- [16]. Shafiei M, Ghahraman B, Saghafian B. 2013. Evaluation and optimization of raingauge network based on probability kriging (case study: Gorgan-Rud watershed). *Iran-Water Resources Research*. 2013; 9(2): 9-18. (In Persian)
- [17]. Adib A, Moslemzadeh M. Optimal Selection of Number of Rainfall Gauging Stations by Kriging and Genetic Algorithm Methods. *International Journal of Optimization in Civil Engineering*. 2016; 6(4):581-594.
- [18]. Feki H, Slimani M, Cudennec CH. 2016. Geostatistically based optimization of a rainfall monitoring network extension: case of the climatically heterogeneous Tunisia. *Hydrology Research*. 2016; 48(1).
- [19]. Asakere H, Kriging interpolation method is used in the case of Iran, the interpolation of precipitation 12/26/1376. *Journal of Geography and Development*. 2004; 5(12): 25-42. (In Persian)
- [20]. Gurunathan K, Ravichandran S. 1994. Analysis of water quality data using a multivariate statistical technique - a case study. *IAHS Pub.* 1994; 219.
- [21]. Salah H. Geostatistical analysis of groundwater levels in the south Al Jabal Al Akhdar area using GIS. *GIS Ostrava*. 2009; 25: 1-10.
- [22]. Taghizadeh R, Zareian M, Mahmudi SH, Heidari A, Sarmadian F. Evaluation methods temporal interpolation to determine the spatial variability of water quality characteristics of groundwater in Rafsanjan. *Watershed Management Science and Engineering Iran*. 2008; 2(5): 63-70. (In Persian)
- [23]. Bastin G, Lorent B, Duque C, Gevers M. Optimal estimation of the average areal rainfall and optimal selection of rain gauge locations, *Water Resour Res*. 1984; 20(4): 463-70.
- [24]. Webster R and Oliver MA. *Geostatistics for Environmental Scientists*. John Wiley and Sons, Ltd., Chichester, UK.2001; 271.
- [25]. Asghari moghadam A, Nurani V, Nadiri A. Predict when and where the groundwater level in the city of Tabriz metro area using neural kriging model. *Iran Water Resources Research*. 2008; 13(1): 14-24. (In Persian)
- [26]. Isaaks, E.H., Srivastava, R.M., 1989, An Introduction to Applied Geostatistic, Oxford University Press New York, P.561.
- [27]. Sun Y, Kang S, Li F and Zhang L. Comparison of interpolation methods for depth to groundwater and its temporal and spatial variations in the Minqin oasis of northwest China. *Environmental Modelling & Software*. 2009; 24:1163-1170.
- [28]. 28. Camdevyren HN, Demyr A, Kanik S, Keskin. "Use of principal component scores in multiple linear regression models for prediction

- of Chlorophyll-a in reservoirs.” *Ecol. Model.* 2005; 181: 581–589.
- [29]. Manly BFJ. Multivariate statistical methods: A primer, 2nd Ed., Chapman and Hall, London.1986.
- [30]. Lu, W. Z., W. J. Wang, X. K. Wang, Z. B. Xu and A. Y. T. Leung. “Using improved neural network to analyze RSP, NOX and NO₂ levels in urban air in Mong Kok, Hong Kong.” *Environmental Monitoring and Assessment.* 2003; 87: 235–254.
- [31]. Petersen W. Process identification by principal component analysis of river water-quality data. *Ecol. Model.* 2001; 138: 193-213.