

پیش‌بینی درازمدت بارش با استفاده از خوش‌بندی سیگنال‌های هواشناسی با توجه به تغییرات بارش به روش اصلاح‌شده K-Means پیش‌بینی بارندگی استان سیستان و بلوچستان

بنفسه زهراei (دانشیار)

قطب علمی مهندسی و مدیریت زیرساخت‌ها، دانشگاه تهران

عباس روزبهانی (دانشجوی دکترا)

دانشکده مهندسی عمران، دانشگاه تهران

مطالعه‌ی تغییرات اقلیمی و شناسایی متغیرهای مختلف آب و هوایی (ازجمله بارش) کمک شایانی به پیش‌بینی این گونه متغیرها می‌کند. بیان ارتباط سیگنال‌های بزرگ مقیاس اقلیمی - مثل دمای سطح دریا (SST) - و متغیرهای مهم هیدرولوژیکی - مثل بارندگی - ازجمله تحقیقات صورت گرفته در سال‌های اخیر است. در این نوشتار روشنی نوین با عنوان K-Means اصلاح شده برای خوش‌بندی ارائه شده است. برای بررسی کارایی مدل پیشنهادی از مطالعه‌ی موردی بر روی استان سیستان و بلوچستان، واقع در منطقه‌ی جنوب شرق ایران، استفاده شده است. در این مطالعه از اطلاعات بارش ۲۰ ایستگاه مختلف این استان استفاده شده است و خوش‌بندی سیگنال هواشناسی SST در مناطق جغرافیایی منتخب در دریای عمان، دریای عرب و اقیانوس هند با توجه به تغییرات بارش این ایستگاه‌ها صورت گرفته است. استفاده از روش K-Means اصلاح شده برای خوش‌بندی سیگنال‌های هواشناسی و ارائه‌ی الگوریتمی پویا برای ارتباط بارش منطقه‌ی مورد مطالعه در زمان‌های مختلف با الگوهای خوش‌بندی زمان - مکان از نوآوری‌های این تحقیق محسوب می‌شود.

واژگان کلیدی: خوش‌بندی، سیگنال‌های هواشناسی، K-Means اصلاح شده، خوش‌بندی ژنتیک، دمای سطح دریا (SST).

۱. مقدمه

بحث پیش‌بینی متغیرهای هیدرولوژیکی مهم، نظری بارش، همواره مورد توجه متخصصین علوم مهندسی منابع آب و هیدرولوژی بوده است. این پیش‌بینی‌ها شامل همچون GKA^۱-Clustering, GA-Clustering, Fuzzy C-means, K-Means و غیره، هرکدام دارای ویژگی‌ها و موارد استفاده‌ی مختلفی در مقیاس‌های زمانی و مکانی هستند و در علوم مختلف مورد استفاده قرار می‌گیرند. ازجمله کاربردهای مهم این روش‌ها در بحث‌های اقتصادی بوده، و تحقیقات متعددی درمورد کاربرد آن در اقتصاد انجام شده است.^[۱] همچنین روش خوش‌بندی فازی را با نگرش همپوشانی خوش‌های مختلف تعیین داده‌اند.^[۲] روش مؤثر و متداول K-Means توسط مک‌کوین ارائه شد و تا به امروز به تنهایی یا با تلفیق روش‌های دیگر در علوم مختلف مورد استفاده قرار گرفته است.^[۳]

در سال ۱۹۹۹ روش GKA که تلفیقی از الگوریتم ژنتیک و K-Means است ارائه شد. پس از آن در سال ۲۰۰۵، روش خوش‌بندی Ant K-Means با بهره‌گیری از الگوریتم مورچه و تلفیق آن با K-Means تدوین شد.^[۴]

در سال ۲۰۰۵، از یک روش خوش‌بندی چندمتغیره‌ی K-Means که در

بحث پیش‌بینی متغیرهای هیدرولوژیکی مهم، نظری بارش، همواره مورد توجه پیش‌بینی‌های بلندمدت و کوتاه‌مدت اقلیمی است. پیش‌بینی درازمدت بارندگی ازجمله مهم‌ترین اطلاعات مورد نیاز برای برنامه‌ریزی و مدیریت منابع آب در حوضه‌های ابریز است. تحقیقات اخیر نشان می‌دهد که موضوع یافتن ارتباط سیگنال‌های بزرگ مقیاس اقلیمی - همچون SLP و SST - با بارش و روان آب رو به افزایش است و در مقیاس‌های بزرگ زمانی و مکانی می‌توان با اتخاذ روش مناسب، به کشف ارتباط رفتار درازمدت این سیگنال‌ها با بارش یک منطقه در چند ماه آینده پرداخت. به غیر از روش‌های مرسوم مدل‌سازی آماری چندمتغیره، روش خوش‌بندی سیگنال‌های هواشناسی ازجمله روش‌های سودمند به منظور یافتن این ارتباط است. به طور کلی هدف تمام روش‌های خوش‌بندی، دسته‌بندی اطلاعات و داده‌های

۲. محاسبه‌ی فاصله‌ی اقلیدسی داده‌های موجود از مرکز انتخاب شده؛
۳. تعیین نزدیک‌ترین مرکز خوش بوده داده‌های موجود و خوشبندی اولیه؛
۴. محاسبه‌ی میانگین داده‌های قرار گرفته در هر خوش و جایگزینی این میانگین با مرکز قبلی خوش؛
۵. تکرار مراحل ۲ تا ۴ تا رسیدن به همگرایی در جواب‌ها.

در روش پادشاه امکان خوشبندی با دانستن تعداد اولیه‌ی خوش‌ها فراهم می‌شود، اما در حالت خاص، مابه دنبال راهی هستیم که بتوانیم هم زمان با خوشبندی یک یا چند متغیر ارتباط این متغیرها را با متغیر دیگری - نظری برآش - بررسی کنیم. در حقیقت هدف این تحقیق تدوین الگوریتمی برای خوشبندی براساس نظریه‌ی K-Means است که قابل استفاده در کمک‌ردن ارتباط دو متغیر مختلف باشد. این دو متغیر در این تحقیق عبارت اند از SST به عنوان متغیر مورد خوشبندی و بارش به عنوان متغیر مرتبط در تعیین خوش‌ها. در حقیقت برای خوشبندی متغیری همچون SST الگوریتم معمولی K-Means به تنهایی قابل استفاده است، اما زمانی که بخواهیم تأثیرات متغیر دیگری مانند بارش را نیز در این خوشبندی دخالت دهیم، استفاده از روش متداول دیگر پاسخ‌گو نخواهد بود. لذا برای از بین بردن این نقص به ارائه‌ی روش خوشبندی K-Means اصلاح شده می‌پردازیم، روش پیشنهادی بدین صورت است که در ابتدا مانند روش مرسوم تعداد K دسته عدد از بین داده‌های SST انتخاب می‌شود. منظور از دسته عدد این است که در صورتی که تعداد مناطق چهارگانی‌ای که تغییرات SST در آنها مورد بررسی قرار می‌گیرد، بیش از یک منطقه باشد، مجموعه‌ی از متغیرهای SST در مناطق مذکور مورد استفاده قرار می‌گیرد. در واقع هر سری زمانی SST ورودی به مدل مورد نظر در حالت کلی به شکل زیر است:

$$(SST_{1,t}, SST_{2,t}, \dots, SST_{j,t}) \quad (1)$$

که در آن ز معرف تعداد کل مناطق مورد نظر برای بررسی تغییرات SST است. در گام بعدی، فاصله‌ی SST هر سال از مرکز انتخاب شده به وسیله‌ی رابطه‌ی ۲ محاسبه می‌شود:

$$d_{i,t} = \sqrt{\sum_{j=1}^2 (SST_{t,j} - SST_{i,j}^c)^2} \quad (2)$$

که در آن $d_{i,t}$ نشان‌دهنده‌ی فاصله‌ی اقلیدسی SST مشاهده شده در سال t ام از مرکز انتخاب شده برای خوش‌های i ام، j ام دمای سطح آب مشاهده شده در سال t در ناحیه‌ی چهارگانی زام و j ام $SST_{i,j}^c$ دمای سطح آب مرکز خوش‌های i ام در ناحیه‌ی زام است که به صورت تصادفی از بین داده‌های موجود انتخاب شده است. بدین ترتیب همانند K-means معمولی، خوشبندی اولیه با توجه به کمترین فاصله‌ی هر سال از K مرکز منتخب انجام می‌شود. تا این مرحله بارش در خوشبندی تأثیری ندارد، اما از این مرحله به بعد مقدار بارش تأثیرگذار خواهد بود. قبل از شروع مرحله بعدی، میانگین درازمدت عمق متوسط بارش فصلی منطقه‌ی تحت مطالعه (P) محاسبه می‌شود و تعداد سال‌های با بارش بیشتر (NP_{wet}) و کمتر از میانگین (NP_{dry}) مشخص می‌شوند:

$$NP_{wet} = \left\{ P_i \mid P_i > \bar{P} \right\}, \quad NP_{dry} = \left\{ P_i \mid P_i < \bar{P} \right\} \quad (3)$$

اینک تک‌نک خوش‌های اولیه را تحت بررسی قرار می‌دهیم. ابتدا بارش متناظر با سال‌های قرار گرفته در هر خوش را در نظر گرفته، تعداد سال‌های با بارش بیشتر و

سال ۱۹۹۸ نشان داده شد که تغییرات دمای سطح آب در خلیج فارس تأثیر معنی‌داری بر تغییرات بارندگی در مناطق جنوب و جنوب غرب ایران دارد.^[۷] این مطالعات نشان می‌دهد که با روش زمستانی (ژانویه تا مارچ) در مناطق مزبور با SST خلیج فارس رابطه‌ی معکوس دارد. یعنی زمانی که SST خلیج فارس بیشتر (کمتر) از مقدار زمان آن باشد، انتظار می‌رود که مناطق پادشاهی با خشکسالی (ترسالی) مواجه شوند. لازم به ذکر است که هواشناسان معتقدند که با افزایش دما، قابلیت تزریق رطوبت به سامانه‌های عبوری از روی خلیج فارس بیشتر شده و احتمال بارندگی افزایش می‌یابد.

پیش‌تر، در سال ۲۰۰۱، همبستگی همراه با تأخیر بین SST و بارندگی مانسون تابستانی شرق چین مورد بررسی قرار گرفت.^[۸] برای این کار از دمای سطحی مناطقی از اقیانوس هند، آرام و اطلس استفاده کردند. در سال ۲۰۰۴ نیز از طریق مدل رایانه‌ی REMO، که به مدل سازی وضعیت جوی اختصاص دارد، به بررسی زمانی - مکانی اثر سیگنال SST بر تداوم و شدت بارش‌های شدید در منطقه‌ی وسیعی از اروپا پرداخته شد و نتایج جالبی از جمله تأثیر چشم‌گیر بالا رفتند مقدار SST در دریای بالتیک بر افزایش بارش‌های سنگین در مناطق اطراف به دست آمد.^[۹]

در ایران در سال ۱۳۸۳، اثر تغییرات فشار سطح دریا (SLP) در نقاط مختلف اقیانوس اطلس، دریای مدیترانه، سیاه، خزر، عرب و خلیج فارس بر بارش حوزه‌ی آبریز کارون و در مورد بررسی قرار گرفت.^[۱۰] برای این منظور تعدادی قانون اولیه برای پیش‌بینی بارش استخراج شد و در ادامه برای تدقیق و کمک‌ردن رابطه‌ی بارش با شاخص‌های SLP نام بده شده از نظریه‌ی مجموعه‌های فاری استفاده شد.

همچنین در پیش‌بینی روان‌آب از روش K - نزدیک‌ترین همسایه استفاده شد. در سال ۱۳۸۵ نیز نگارنده‌گان روش نوین دیگری برای به کارگیری الگوریتم زنیک در خوشبندی سیگنال‌های هواشناسی و با توجه به تغییرات بارش ارائه کردند که در آن با مطالعه‌ی بارش منطقه‌ی سیستان و بلوچستان و دریاهای جنوب ایران، ساختار کروموزم‌ها به گونه‌ی طراحی شده که در خوشبندی SST، ارتباط آن با عمق متوسط فصلی بارش نیز در نظر گرفته شود؛ این مطالعه نتایج قابل توجهی برای کاربرد آن در پیش‌بینی بارش فصلی به همراه داشته است.^[۱۱] در این مقاله و در راستای مطالعات صورت گرفته‌ی قبلی، برای توسعه‌ی روش SST به منظور رسیدن به هدف مشابه تلاش فراوان کردند. اساس کار روش پیشنهادی، تدوین مدلی بوده است که قادر به پیش‌بینی تغییرات درازمدت بارش براساس سیگنال‌های هواشناسی باشد. در ادامه، اشاره‌ای مختصری به روش معمول K-Means در خوشبندی می‌شود و سپس روش K-Means اصلاح شده به نقشی موردن بررسی قرار می‌گیرد.

۲. تعریف مسئله

روش K-Means روشی متدال باری خوشبندی است که ساختار نسبتاً ساده و مؤثری دارد. به طور خلاصه مراحل این روش به ترتیب عبارت اند از:

۱. تعیین تعداد خوش‌های مورد نظر (K) و انتخاب تصادفی K مرکز خوش از بین داده‌های موجود؛

ترکیب جدید خوشبندی حاصل می‌شود؛ در ادامه روش K-Means معمولی تا همگرایشدن به یک ترکیب خوشبندی ثابت ادامه می‌یابد. شکل ۱ الگوریتم روش پیشنهادی را نشان می‌دهد. لازم به ذکر است که منظور از خوشبندی ثابت، همگرایی به ترکیبی از خوشبندی است که با افزایش تعداد مراحل اجرای مدل، این ترکیب دچار تغییر نشود و مقادیر میانگین هر خوشبندی تغییر نکند. درنتیجه این ترکیب به عنوان خوشبندی نهایی پذیرفته می‌شود.

از جمله مشکلاتی که در روش K-Means وجود دارد الزام آن برای مشخص بودن تعداد خوشبدها از ابتدای حل است. در این مقاله مبنای مقایسه‌ی عملکرد روش پیشنهادی مطالعه‌ی انجام شده‌ی قبلی، یعنی خوشبندی الگوریتم زتیک است. مزیت این روش نه تنها برخورداری از یک ساختار جستجوی هوشمند است، بلکه چنانچه فرضًا تعداد خوشبدهای اولیه در این روش ۳ باشد این الگوریتم از میان ۱ تا ۳ خوشبندی بهترین تعداد خوشبندی را انتخاب می‌کند؛ چگونگی این مقایسه در بخش نتایج مدل ارائه می‌شود.

۳. مطالعه‌ی موردی

برای بررسی کارایی مدل خوشبندی سیگنال‌های هواشناسی با استفاده از بارش، از اطلاعات بارندگی استان سیستان و بلوچستان استفاده شده است. استان سیستان و بلوچستان با مساحتی در حدود ۱۸۱۰۰۰ کیلومتر مربع و جمعیت ۱/۷ میلیون نفر، دارای میانگین سالانه‌ی ریش جوی حدود ۱۹۹۵۴ میلیون متر مکعب است. براساس تقسیم‌بندی وزارت نیرو تمامی یا بخشی از زیرخوازه‌های آبریز هیرمند، کویر لوت، جازموریان، ماشکید و دریای عمان در این استان قرار دارند. این استان دارای آب و هوای خشک با بارندگی ناچیز است و رژیم بارندگی آن اغلب به صورت رگبارهای سیل آسا است. کمبود نزولات و پراکندگی و نامشخص بودن زمان بارش از یکسو، و بالا بودن سطح میزان تبخیر از سوی دیگر باعث شده تا منابع آب در دسترس با کمبود شدیدی مواجه شود. به طور کلی مشکلات متعدد منابع آبی استان مانند نوسانات شدید منابع آبی، محدودیت منابع آب زیرزمینی، بارندگی اندک، بادهای موسمی مخرب، پدیده‌ی مانسون و غیره اهمیت پیش‌بینی بارش به منظور برنامه‌ریزی و مدیریت صحیح منابع آبی در آن را بیشتر نمایان می‌سازد. بالغ بر ۷۰٪ ایستگاه باران‌سنگی توسط وزارت نیرو در این استان نصب شده که در این تحقیق پس از بررسی ایستگاه‌های گوناگون، ۲۰ ایستگاه باران‌سنگی برای بررسی کارایی مدل انتخاب شده‌اند. ۱۰ ایستگاه از این تعداد، ایستگاه‌های شاخص باران‌سنگی استان سیستان و بلوچستان هستند که توسط شرکت سهامی آب منطقه‌ی استان سیستان و بلوچستان معرفی شده‌اند و عبارت‌اند از: ایستگاه‌های چابهار، ایرانشهر، سراوان، راهنم، راهن، لادن، نصرت‌آباد، خاش، قصر قند و پیشین که برخی از این ایستگاه‌ها در برخی سال‌ها مشکل کمبود اطلاعات دارند. همچنین تعداد ۱۰ ایستگاه باران‌سنگی دیگر نیز که دارای طول دوره‌ی آماری بیشتری بوده‌اند مورد تحلیل قرار گرفته‌اند. علاوه بر این برای بررسی تأثیر و ارتباط بین سیگنال‌های بزرگ مقیاس اقلیمی، نقشه‌های تغییرات سیگنال (SST) (دمای سطح آب دریا) در دریاهای اطراف منطقه در ماه‌های مختلف سال مورد بررسی قرار گرفت و در نهایت سه منطقه‌ی منتخب در دریای عمان، خلیج فارس و اقیانوس هند به منظور بررسی و خوشبندی SST انتخاب شد؛ موقعیت این مناطق در شکل ۲ نشان داده شده است. لازم به ذکر است که اطلاعات این سیگنال از بانک اطلاعات مرکز تحقیقات ملی اتسفری کشور امریکا (NCAR^۲) اخذ شده است.

کمتر از میانگین درازمدت بارش را محاسبه می‌کنیم و آنها را $NP_{wet,i}$ و $NP_{dry,i}$ می‌نامیم. در ادامه نسبت‌های $\frac{NP_{dry,i}}{NP_{wet}}$ و $\frac{NP_{wet,i}}{NP_{dry}}$ را تعیین می‌کنیم. بیشترین مقدار این دو نسبت، مبنای انتخاب مرکز جدید قرار می‌گیرد:

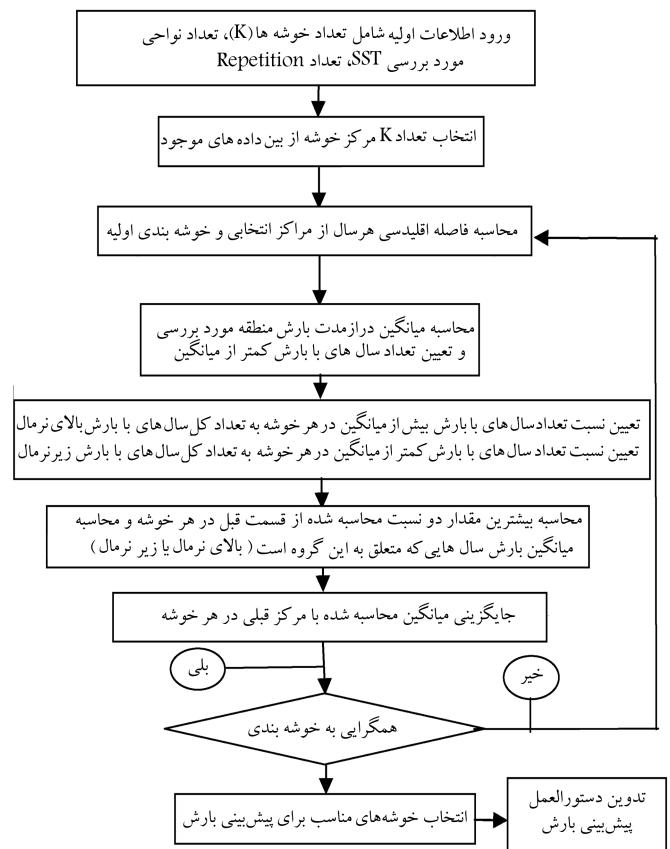
$$MAX \left\{ \frac{NP_{wet,i}}{NP_{dry}}, \frac{NP_{dry,j}}{NP_{wet}} \right\}$$

با تعیین مقدار میانگین SST، سال‌هایی که بارش در آنها در گروه منتخب فوق قرار می‌گیرد محاسبه، و به عنوان مرکز جدید خوشبندی محاسبه می‌شود:

$$SST_{i,new}^c = average \left\{ SST \mid SST_i \in MAX \left\{ \frac{NP_{wet,i}}{NP_{dry}}, \frac{NP_{dry,j}}{NP_{wet}} \right\} \right\} \quad (4)$$

لازم به ذکر است که میانگین جدید شامل چند بعد است که هر بعد، میانگین SST در منطقه‌ی جغرافیایی منتخب است. با استفاده از رابطه‌ی ۴ سعی شده تا در تعیین مراکز خوشبندی جدید در فرآیند K-Means سال‌هایی که متناظر با وقوع بارش‌های بیشتر با کمتر از میانگین بوده‌اند، مورد توجه قرار گیرد. بدینهی است که در صورت بررسی یک ناحیه‌ی جغرافیایی، میانگین تنها یک عدد است.

در گام بعدی، فاصله‌ی اقلیدسی هر سال از میانگین جدید محاسبه می‌شود و مجدد خوشبندی انجام می‌گیرد. در واقع در هر مرحله از محاسبات مراکز هر خوشبندی مذکور شده محاسبه شده و فواصل تمام داده‌ها از این مراکز محاسبه، و

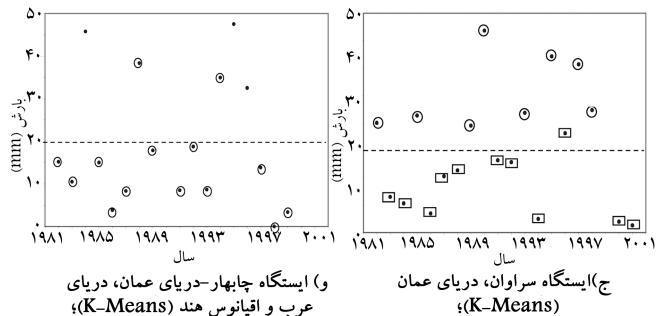
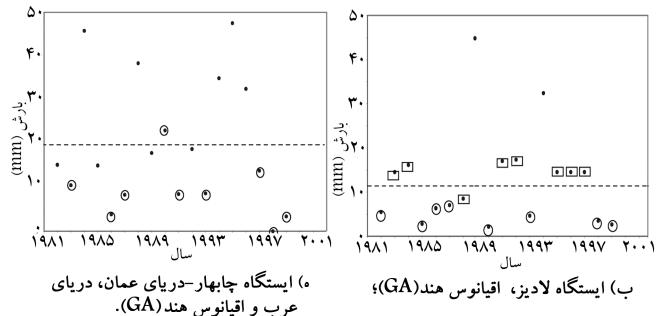
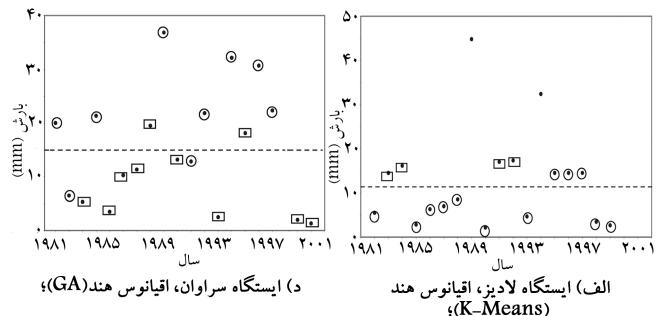


شکل ۱. الگوریتم مدل پیشنهادی K-Means برای خوشبندی SST با استفاده از اطلاعات بارش.

۴. نتایج حاصله و تحلیل آن

مدل خوشبندی K-Means پیشنهادی برای حالات مختلف ۱ تا ۳ خوش و ۱ تا ۳ منطقه‌ی جغرافیایی برای درنظرگرفتن SST و بارش یک منطقه‌ی جغرافیایی اجرا شد. اکثر مدل‌ها در زمانی کمتر از چند ثانیه و در کمتر از ۱۰ مرحله سعی و خطاب به جواب نهایی همگرا شدند. بررسی نتایج نشان داد که از بین ایستگاه‌های انتخاب شده، بارندگی ثبت شده در ایستگاه‌های سراوان، کجدار، لادیز و چابهار تأثیر بیشتری از تغییرات SST گرفته‌اند. به منظور بررسی کارایی مدل، بین نتایج روش پیشنهادی و مطالعه‌ی قابلی انجام شده در مورد خوشبندی با الگوریتم زنگی صورت مقایسه‌ی صورت گرفته که بخشی از نتایج آن در شکل ۴ ارائه شده است. در این شکل، نقاط مشخص شده با علامت دائرة و مربع، نشان‌دهنده‌ی نقاط واقع بر خوش‌های منتخب است. لازم به ذکر است که داده‌های مورد استفاده از SST به صورت استاندارد مورد استفاده قرار گرفته‌اند.

در شکل ۴ الف، وقتی تأثیر اقیانوس هند بر بارش ایستگاه لادیز بررسی می‌شود، در روش K-Means، ۸ سال با بارندگی کمتر نرمال در یک خوش و ۸ سال دیگر در یک خوش قرار دارند که ۷ عدد از آنها بالای میانگین بارش هستند و نمایانگر بارش بالای نرمال با احتمال ۸۴٪ هستند. این میزان دقت برای روش G.A. مطابق

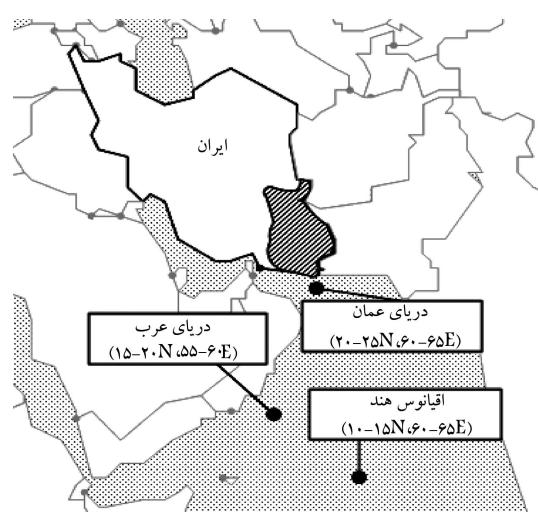


شکل ۴. نتایج خوشبندی SST با توجه به بارندگی ایستگاه‌های منتخب ایستگاه‌های متناسب با روش‌های K-Means و GA.

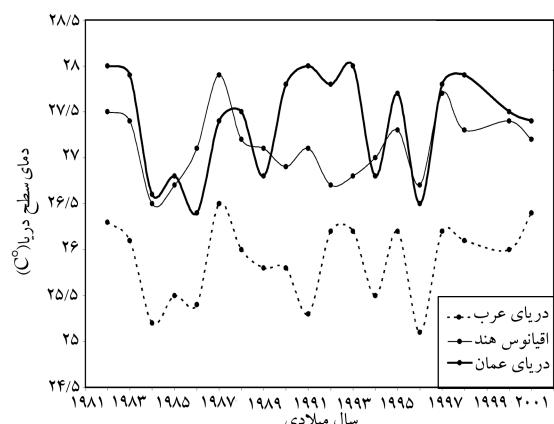
همچنین پس از بررسی نقشه‌های SST در منطقه و اطلاعات بارش به این نتیجه رسیدیم که برای ورودی‌های مدل از اطلاعات عمق متوسط بارندگی در فصل زمستان که فصل پربارش در سال آبی منطقه‌ی مورد مطالعه هستند (در سال‌های ۱۳۶۱ تا ۱۳۸۱) و همچنین از اطلاعات SST در ماه‌های آگوست، سپتامبر و اکتبر (مصادف با ماه‌های مرداد، شهریور و مهر) سال‌های ۱۹۸۲ تا ۲۰۰۱ برای خوشبندی استفاده شود. لازم به ذکر است که سعی شده انتخاب ماه‌ها به نحوی انجام شود که اطلاعات SST برای پیش‌بینی ماه‌های پربارش منطقه‌ی مورد نظر قابل استفاده باشد تا بتوان در مورد وضعیت آبی منطقه از لحاظ کم‌بارش با تأخیر زمانی مشخص تصمیم‌گیری کرد. شکل ۳ سری زمانی دمای سطح دریا در این ۳ منطقه را نشان می‌دهد.

لازم به ذکر است که مدل مورد نظر به راحتی قابلیت تغییر دادن تعداد نواحی مورد بررسی از ۱ به ۳ ناحیه را دارد. لذا تأثیر SST هریک از نواحی به تهایی، دو به دو و با هم بر روی بارش ایستگاه‌های مورد نظر بررسی شده، و در نهایت نتایج قابل توجهی در مورد برخی ایستگاه‌ها به دست آمده است. در مورد سایر ایستگاه‌ها نتایج نشان‌گر عدم همبستگی مناسب بین بارش این ایستگاه‌ها و SST مناطق جغرافیایی منتخب است.

همچنین در مورد ایستگاه‌هایی که نتایج قابل توجه بوده است نیز تعداد نواحی که SST آنها بر بارش مؤثر است، از ۱ تا ۳ منطقه‌ی جغرافیایی متغیر است.



شکل ۲. مناطق تحت مطالعه برای در نظر گرفتن اطلاعات SST.



شکل ۳. متوسط دمای سطح دریا در ماه‌های آگوست، سپتامبر و اکتبر.

جدول ۱. مقایسه‌ی دقت نتایج خوشه‌بندی K-Means با روش‌های خوشه‌بندی GA-Clustering و K-Means معمولی.

K-Means پیشنهادی	GA-Clustering	K-Means معمولی	ناحیه جغرافیایی	ایستگاه باران سنگی
بالای نرمال: ٪ ۱۰۰	بالای نرمال: ٪ ۷۸	بالای نرمال: -	دریای عمان	سراوان
زیر نرمال: ٪ ۹۲	زیر نرمال: ٪ ۸۰	زیر نرمال: -	دریای عرب	سراوان
بالای نرمال: ٪ ۸۵	بالای نرمال: ٪ ۸۵	بالای نرمال: -	دریای عمان	کجدار
زیر نرمال: -	زیر نرمال: -	زیر نرمال: ٪ ۱۰۰	اقیانوس هند	لادیز
بالای نرمال: ٪ ۹۰	بالای نرمال: ٪ ۱۰۰	بالای نرمال: -	دریای عمان	چابهار
زیر نرمال: ٪ ۱۰۰	زیر نرمال: ٪ ۸۰	زیر نرمال: -	دریای عرب و اقیانوس هند	چابهار
بالای نرمال: -	بالای نرمال: ٪ ۱۰۰	بالای نرمال: -	دریای عمان	چابهار
زیر نرمال: ٪ ۹۰	زیر نرمال: ٪ ۸۴	زیر نرمال: -	دریای عمان	چابهار
بالای نرمال: -	بالای نرمال: ٪ ۱۰۰	بالای نرمال: -	دریای عمان	چابهار
زیر نرمال: ٪ ۸۴	زیر نرمال: ٪ ۸۵	زیر نرمال: -	دریای عمان	چابهار

جدول ۲. دستور العمل پیش‌بینی بارش با استفاده از خوشه‌بندی SST به روش K-Means پیشنهادی.

وضعیت پیش‌بینی بارش	محدوده تغییرات SST($^{\circ}\text{C}$)	ناحیه جغرافیایی پیش‌بینی کننده (SST)	نام ایستگاه
$P > ۱۵,۳ \text{ mm}$	$۲۷,۷ \leq SST_O \leq ۲۸$	دریای عمان	سراوان
$P < ۱۵,۳ \text{ mm}$	$۲۶,۴ \leq SST_O \leq ۲۷,۷$	دریای عرب	سراوان
$P > ۱۵,۳ \text{ mm}$	$۲۶,۲ \leq SST_A \leq ۲۶,۳$	دریای عمان	کجدار
$P < ۳۰,۰ \text{ mm}$	$۲۷,۴ \leq SST_O \leq ۲۷,۷$	دریای عرب	لادیز
$P > ۱۲,۷ \text{ mm}$	$۲۶,۵ \leq SST_I \leq ۲۶,۸$	اقیانوس هند	اقیانوس هند
$P < ۱۲,۷ \text{ mm}$	$۲۶,۹ \leq SST_I \leq ۲۸$	دریای عمان	لادیز
$P < ۱۹,۲ \text{ mm}$	$۲۷,۷ \leq SST_O \leq ۲۸$	دریای عمان	چابهار
$P < ۱۹,۲ \text{ mm}$	$۲۶,۲ \leq SST_O \leq ۲۶,۳$	دریای عمان	چابهار
	$۲۵,۴ \leq SST_A \leq ۲۶,۵$	دریای عرب	چابهار
	$۲۶,۸ \leq SST_I \leq ۲۸$	اقیانوس هند	چابهار

SST_i : دمای سطح اقیانوس هند

SST_O : دمای سطح دریای عمان

SST_A : دمای سطح دریای عرب

شكل ۴ ب، به ترتیب ۱۰۰٪ و ۸۵٪ برای بالای نرمال و پایین نرمال است. زمانی که تأثیر SST دریایی عمان بر ایستگاه سراوان بررسی می‌شود، مطابق شکل ۴ ج، مدل خوشه‌بندی K-Means دو خوشه را انتخاب می‌کند که دسته‌ی اول شامل ۸ سال با بارندگی بیش از میانگین و مابقی سال‌ها در دسته‌ی دوم و با احتمال ۹۲٪ دارای بارش کمتر از میانگین درازمدت هستند.

نتایج مدل K-Means پیشنهادی در مرور ایستگاه چاهار در شکل ۴ و در حالتی که تأثیر هر سه منطقه‌ی جغرافیایی بررسی می‌شود، نشان می‌دهد که ۸ سال در یک خوشه قرار دارد که ۷ سال آن با بارش زیر نرمال است که نشان‌دهنده‌ی دقت ۸۳٪ است؛ در این حالت نتایج بسیار نزدیک به روش خوشه‌بندی ژنتیک (شکل ۴ ه) است.

به طور کلی با توجه به نتایج کسب شده، در نتایج روش K-Means پیشنهادی و روش GA-Clustering نزدیکی بسیار زیادی دیده می‌شود و در بعضی موقعیت نتایج روش پیشنهادی نسبت به روش قبلی بهتر بوده است. در جدول ۱ مقایسه‌ی دقت خوشه‌بندی هرکدام از موارد بین سه روش K-Means پیشنهادی، الگوریتم ژنتیک و K-Means معمولی ارائه شده است. اعداد نشان داده شده در جدول ۱ نشان‌دهنده‌ی آن است که چه درصدی از داده‌های قرار گرفته در هر خوشه نماینده‌ی داده‌های با بارش بالای نرمال و پایین نرمال هستند. قسمت‌هایی که با علامت (-) نشان داده شده‌اند و فاقد عددند، دقت کمتر از ۵۰ درصد دارند که بدین دلیل برای تدوین دستورالعمل پیش‌بینی بارش قابل استفاده نیستند. همان‌طور که مشخص است روش K-Means معمولی همواره از دقت پایینی برخوردار است در حالی که نتایج دو روش دیگر در اکثر مواقع قابل قبول‌اند.

نتایج ارائه شده در مقاله نشان می‌دهد که کمترین دقت پیش‌بینی با استفاده از روش K-means مربوط به پیش‌بینی بارش در ایستگاه سراوان با استفاده از دریای عمان بوده است که در ۱۶ درصد سال‌ها، دوره‌های پربارش و کم بارش را درست تشخیص نداده است. این میزان در روش GA ۲۲ درصد بوده است.

۵. تدوین دستورالعمل پیش‌بینی بارش

از مهم‌ترین کاربردهای خوشه‌بندی سیگنال‌های هواشناسی، علاوه بر تعیین رفتار درازمدت آنها و تأثیرشان بر بارندگی، استفاده از آن در پیش‌بینی بارش است. در مرور تحقیق صورت گرفته در این نوشتار با استفاده از نتایج به دست آمده به وسیله‌ی مدل خوشه‌بندی K-Means پیشنهادی در هر ایستگاه و تعیین سال‌های با بارندگی بیش از نرمال و کمتر از نرمال می‌توان با توجه به میزان تغییرات SST در مناطق جغرافیایی انتخاب شده، موقع بارش‌های بیشتر یا کمتر از نرمال را پیش‌بینی کرد. پس از اجرای مدل خوشه‌بندی مورد نظر دستورالعملی برای پیش‌بینی بارش در ایستگاه‌های منتخب استان سیستان و بلوچستان در ماه‌های دی و بهمن و اسفند براساس مقدار SST در ماه‌های آگوست، سپتامبر و اکتبر برآسان نتایج خوشه‌بندی تدوین می‌شود که نتایج آن در جدول ۲ نشان داده شده است.

روش کار بدنی صورت است که با دانستن این که به عنوان مثال بارش حوزه‌ی ایستگاه لادیز تحت تأثیر SST اقیانوس هند، دارای چه ترکیبی از خوشه‌بندی خواهد بود، با در دست داشتن میانگین مقدار SST دریای عمان در ماه‌های دی و بهمن و اسفند همان سال پی برد و وضعیت به دست آمده را با وضعیت واقعی مقایسه کرد. با تکرار این

آماری در داخل مدل خوشبندی، می‌توان به ارتباط بین میانگین SST ماه‌های آگوست تا اکتبر (مصادف با ماه‌های مرداد تا آبان) با بارش میانگین فصل زمستان بعد از آن پی برد. این رویکرد تحت عنوان روش K-Means اصلاح شده نامگذاری شده است. نتایج این روش نشان‌گر قابلیت استفاده از آن برای پیش‌بینی فصلی بارش در منطقه مورد مطالعه بوده است. با استفاده از این روش می‌توان در دهم آبان ماه (انتهای ماه اکتبر) وقوع بارش بیشتر یا کم‌تر از نرمال را در زمستان همان سال پیش‌بینی کرد. برنامه‌ریزی و پیش‌بینی درازمدت منابع آب سطحی در جهت بهره‌برداری صحیح از مخازن سدها در استان سیستان و بلوچستان به علت دارابودن شرایط نسبتی بحرانی در زمینه‌ی منابع آب موجود و شرایط خشکسالی حاکم بر آن بسیار حائز اهمیت است. لذا این منطقه به عنوان مطالعه‌ی موردی در این تحقیق انتخاب شد که نتایج مدل نیز نشان‌دهنده‌ی قابلیت آن در پیش‌بینی بارش منطقه و تأثیرپذیری آن از آب‌های اطراف دربخش‌هایی از دریای عمان، دریای عرب و اقیانوس هند است. شناسایی این مناطق در دریاها ذکرشده با استفاده از نظر کارشناسی و با درنظر گرفتن ارتباط تغییرات داده‌های بارش با SST در محدوده جغرافیایی نسبتاً وسیعی در جنوب ایران صورت گرفته است که در تحقیقات بعدی، با توسعه‌ی مدل‌های مبتنی بر تغییرات مکانی ممکن است به صورت دقیق‌تری صورت گیرد. نتایج این تحقیق و به کارگیری آن در مناطق دیگر کشور و همچنین در نظر گرفتن داده‌های مهم و مؤثر دیگر مانند SLP (فشار سطح دریا)، کمک شایانی به بهبود روش‌های پیش‌بینی و خوشبندی موجود و برنامه‌ریزی سودمند منابع آبی منطقه توسط کارشناسان مرتبط با علوم مختلف مهندسی آب خواهد کرد.

۶. نتیجه‌گیری

روش‌های متعدد آماری، تحلیلی و تجربی برای بیان ارتباط بین سیکتال‌های بزرگ مقیاس اقلیمی و اطلاعات دما و فشار سطح دریا با متغیرهای مهم هیدرولوژیکی همچون بارش به کارگرفته شده، اما استفاده از روش‌هایی مثل K-Means و الگوریتم K-Means ژنتیک به ندرت صورت گرفته است. در این نوشتار در الگوریتم روش K-Means معمولی، نحوی میانگین‌گیری چنان اصلاح شده که بتوان با در نظر گرفتن تغییرات بارش سال‌های مختلف به صورت زیر نرمال و بالای نرمال به خوشبندی سیکتال SST در همان سال‌ها پرداخت و در واقع بدون استفاده از روش‌های رگرسیونی و

پانوشت

- genetic k-means algorithm
- national center for atmospheric research

منابع

- Green, P.E.; Frank, R.E and Robinson, P.J. "Cluster analysis in test market selection", *Journal of management science*, **13**(8), pp. 387-400 (1967).
- Levrat, E.; Bombardier, V.; Lamotte, M. and Bremont, J. "Multi-level image segmentation using fuzzy clustering and local membership variations detection", *IEEE International Conference on Fuzzy Systems Volume, Issue*, 8-12, pp. 221-228 (1992).
- MacQueen, J. "Some methods for classification and analysis of multivariate observations" In *Proceedings of the Fifth Berkeley Symposium on Mathematical Statistics and Probability, Volume I*, Statistics. Edited by Lucien M., Le Cam and Jerzy Neyman. University of California Press (1967).
- Krishna, K. and Murty Narasimha, M. "Genetic k-means algorithm", *IEEE Transactions on Systems Man And Cybernetics, Part B: Cybernetics*, **29**(3), pp.433-439 (1999).
- Kuo, R.J.; Wang, H.S.; Lai Hu, T. and Chou, S.H. "Application of ant k-means on clustering analysis", *Journal of Computers and Mathematics with applications*, **50**, pp. 1709-1724 (2005).
- Hoffman, F.M.; Hargrove, W. and Erickson, D. "Using clustered climate regimes to analyze and compare predictions from fully coupled general circulation models", *Journal of Earth Interactions*, **9**, (2005).
- Nazemosadat, M.J. "Persian gulf sea surface temperature as a drought diagnostic for southern parts of Iran", *J. of Drought News Network*, **10**, pp. 12-14 (1998).
- Semmller, S. and Jacob, J. "Modeling extreme precipitation events-a climate change simulation for Europe", *J. of Global and Planetary Change*, **44**, pp.119-127 (2004).
- Rucong, Y.; Minghua, Z.; Yongqiang, Y. and Yimin, L. "Summer monsoon rainfalls over mid-Eastern China lagged correlated with global SSTs", *J. of Advances in Atmospheric Sciences*, **18**(2), pp.179-196.
- Eghdami, S. "Survey of climate signals effects on rainfall and runoff in kareen and Dez river basins", M.Sc thesis, School of Civil Engineering, University of Tehran, (2004).
- Zahraie, B. and Roozbahani, A. "Climate Signals Clustering with respect to precipitation variations in Sistan & Baluchestan province", *Proceedings of second Conference on water resources Management in Iran*, Isfahan, (2006).
- Zahraie, B. and Roozbahani, A. "Climate signal clustering using genetic algorithm for precipitation forecasting: A case study of southeast of Iran", *Proceedings of the Word Environmental & Water Resources Congress (ASCE)*, Tampa, Florida, USA, (2007).