

پیش‌بینی بارش فصلی بر اساس الگوهای سینوپتیکی با استفاده از سیستم استابتاط فازی - عصبی تطبیقی (ANFIS)

غلام‌عباس فلاخ قاهری* - دانشجوی کارشناسی ارشد هواشناسی کشاورزی، دانشگاه فردوسی
محمد موسوی بایگی - استادیار دانشکده کشاورزی دانشگاه فردوسی مشهد
مجید حبیبی نو خندان - استادیار پژوهشکده هواشناسی
پذیرش مقاله: ۱۳۸۶/۳/۲۲ تایید نهایی: ۱۳۸۷/۳/۸

چکیده

پیش‌بینی فرآیندهای آب و هوایی ابزار مناسبی در اختیار مدیران حوزه‌های مختلف قرار می‌دهد تا با در نظر گرفتن این پیش‌بینی‌ها، سیاست‌های آینده را در جهت بهینه نمودن صرف هزینه‌ها و امکانات بهره‌وری حداکثر طرح ریزی کنند. هدف از این تحقیق بررسی ارتباط الگوهای سینوپتیکی بزرگ مقیاس اقلیمی با بارش محدوده خراسان بزرگ می‌باشد. در این مطالعه با استفاده از سیستم استابتاط فازی - عصبی تطبیقی پیش‌بینی بارش در بازه زمانی دسامبر تا می (آذر تا اردیبهشت) در منطقه خراسان بزرگ شامل سه استان خراسان رضوی، خراسان شمالی و خراسان جنوبی ارائه شده است. در این مطالعه، ابتدا ارتباط بین تغییرات الگوهای سینوپتیکی شامل فشار سطح دریا، اختلاف فشار سطح دریا، دمای سطح دریا، اختلاف دمای سطح دریا و سطح ۱۰۰۰ میلی باری، دمای سطح ۸۵۰ هکتوپاسکال، ارتفاع معادل سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و رطوبت نسبی سطح ۳۰۰ هکتوپاسکال با بارش متوسط منطقه‌ای مورد بررسی قرار گرفته است. در انتخاب این مناطق که مجموعه‌ای از نقاط در خلیج فارس و دریای عمان، دریای سیاه، دریای خزر، دریای مدیترانه، دریای شمال، دریای آدریاتیک، دریای سرخ، خلیج عدن، اقیانوس اطلس، اقیانوس هند و سیری را شامل می‌شوند، تأثیر پذیری بارندگی منطقه شمال شرق ایران از الگوهای سینوپتیکی در مناطق فرق مورد توجه قرار گرفته است. سپس، مدل سیستم استابتاط فازی عصبی تطبیقی در دوره ۱۹۷۰-۱۹۹۳ آموزش داده شده است و در پایان، پیش‌بینی بارش در دوره ۱۹۹۳-۲۰۰۲ انجام شده است. نتایج نشان می‌دهد سیستم استابتاط فازی - عصبی تطبیقی در ۷۰ درصد سال‌ها می‌تواند بارش را با دقت قابل قبولی پیش‌بینی کند.

واژه‌های کلیدی: پیش‌بینی بارندگی، الگوهای سینوپتیکی، سیستم استابتاط فازی - عصبی تطبیقی

مقدمه

تمامی جنبه‌های زندگی انسان به نحوی تحت تأثیر فرآیندهای آب و هوایی است و این تأثیرگذاری در زمینه‌های مختلفی چون کشاورزی، آبیاری، اقتصاد، مخابرات، حمل و نقل، ترافیک، آلودگی هوا و صنایع نظامی بیشتر دیده می‌شود (هالستیر^۱ و همکاران، ۱۹۸۰).

پیش‌بینی بارش برای کشورهای در حال توسعه که اقتصاد آن‌ها مبتنی بر کشاورزی است، خیلی مهم است. به طور مشخص، اقلیم و بارش پدیده‌های غیرخطی بزرگی در طبیعت هستند، چیزی که به اثر پروانه‌ای مشهور است (آبراهام و همکاران، ۲۰۰۱).

امروزه محققین، با ابداع و پیشرفت علمی چون روش‌های هوشمند که ابزاری توانمند، انعطاف پذیر و مستقل از مدل‌های دینامیکی سیستم می‌باشد، در جستجوی راههایی برای پیشرفت و پیش‌بینی پارامترهای مهم هواشناسی می‌باشد (خلیلی، ۱۳۸۵).

در سال‌های اخیر، تحقیقات وسیعی در زمینه پیش‌بینی‌های میان‌مدت و بلندمدت (ماهانه و فصلی) در نقاط مختلف جهان انجام شده است. بسیاری از این تحقیقات بر مبنای تاثیر الگوهای سینوپتیکی بزرگ مقیاس بوده است (کارآموز و همکاران، ۱۳۸۴).

پنگراسز^۱ و همکاران (۲۰۰۶)، بارندگی ماهیانه را در مجارستان با استفاده از تیپ‌های الگوی چرخش اتمسفری و شاخص "انسو"^۲ مدل سازی کردند. به این منظور از تکنیک مدل‌سازی مبتنی بر قوانین فازی برای ایجاد ارتباط بین ورودی‌ها و بارندگی استفاده کردند. نتایج آن‌ها نشان می‌دهد که مدل مبتنی بر قوانین فازی، ابزار عالی را برای پیش‌بینی مشخصات آماری بارندگی ماهیانه با استفاده از فراوانی ماهیانه تیپ‌های الگوی چرخش اتمسفری روزانه و SOI^۳ تاخیری فراهم می‌کند.

واسکوییز^۴ (۲۰۰۱)، ارتباط بین انسو و چرخه اتمسفری زمستانه و دما در ناحیه اقیانوس اطلس شمالی را بررسی نموده‌اند. نتایج آن‌ها نشان می‌دهد که در این ناحیه در زمستان هیچ ارتباط آماری معنی‌داری بین رخدادهای گرم انسو و الگوهای فشار سطح دریا وجود ندارد، در حالی که تغییرات رخدادهای سرد مشابه نوسانات مثبت NAO^۵ می‌باشد. هالید و رید^۶ (۲۰۰۲)، از تکنیک منطق فازی برای مدل‌سازی و پیش‌بینی بارش محلی ماه ژانویه در فرودگاه هازانودین^۷ در اندونزی که بزرگترین ناحیه تولید برنج است، استفاده کردند. نتایج آن‌ها نشان می‌دهد مدل منطق فازی برای پیش‌بینی بارش ماه ژانویه نسبت به مدل‌های آماری مناسب‌تر است. چوی^۸ (۱۹۹۹)، از شبکه‌های عصبی و سیستم‌های اطلاعات جغرافیایی برای پیش‌بینی بارش استفاده کرده‌اند. نتایج نشان‌دهنده کارایی سیستم‌های اطلاعات جغرافیایی و شبکه‌های عصبی در پیش‌بینی بارش است. کاوازو^۹ (۲۰۰۰)، از شبکه‌های عصبی برای پیش‌بینی بارش روزانه استفاده کرده است. متغیرهای مورد استفاده عبارت است از: ضخامت بین سطوح ۵۰۰ و ۱۰۰۰ هکتوپاسکال، ارتفاع

1 - Haltiner

2- Pangracz

3-ENSO(Elnino Southern Oscillation Index)

4 - Southern Oscillation Index

5 - Pozo- Vasquez

6 - North Atlantic Oscillation

7 - Halid and Rid

8 - Hasanudin

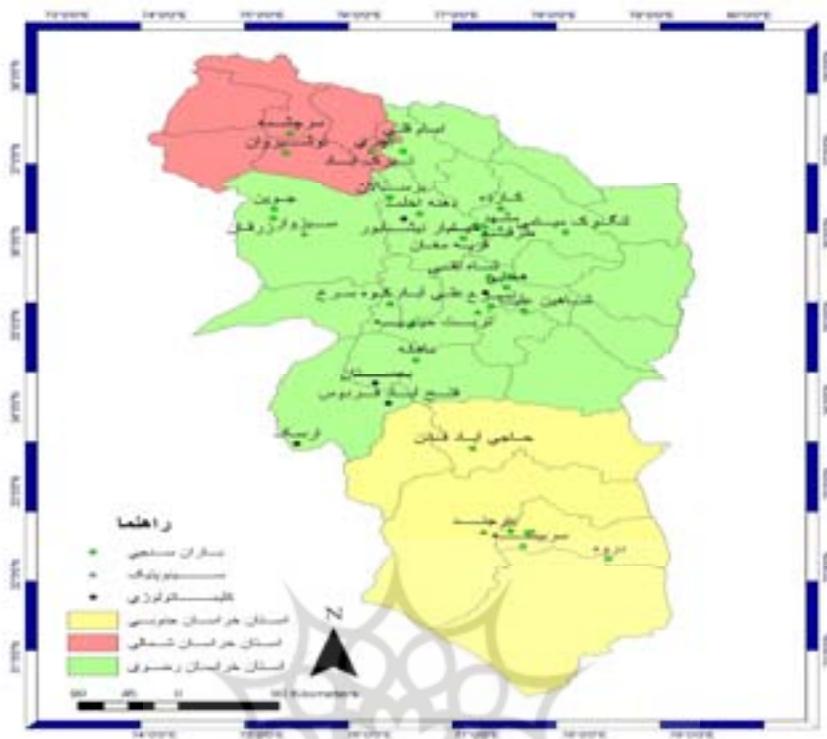
9 - Choi

10 - Cavazos

سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و رطوبت سطح ۷۰۰ هکتوپاسکال. نتایج کارایی شبکه‌های عصبی را در پیش‌بینی بارش نشان می‌دهد. ماریا^۱ و همکاران (۲۰۰۵)، از شبکه‌های عصبی و مدل‌های رگرسیونی برای پیش‌بینی بارش در منطقه سائوپائولو بروزیل استفاده کرده‌اند. متغیرهای مورد استفاده آن‌ها عبارت است از: دمای پتانسیل، مؤلفه قائم باد، رطوبت ویژه، دمای هوای آب قابل بارش، چرخندگی نسبی و شار واگرایی رطوبت. نتایج نشان‌دهنده کارایی هر دو روش در پیش‌بینی بارش است. کار آموز و همکاران (۱۳۸۴)، با استفاده از کاربرد سیگنال‌های بزرگ مقیاس اقلیمی از مدل مبتنی بر قوانین فازی و شبکه‌های عصبی برای پیش‌بینی بارش در مناطق غرب ایران (حوزه‌های آبریز کارون، کرخه و مرزی غرب) استفاده کردند. نتایج آن‌ها نشان می‌دهد جز در منطقه جنوب غرب که پیش‌بینی هر دو مدل دارای خطای بیش از ۳۵ درصد و مشابه بوده است، در مناطق شمال غرب و غرب، خطای مدل فازی به ترتیب ۸/۴ و ۱۳ درصد کمتر از شبکه عصبی است. با توجه به اهمیت پیش‌بینی بارش در بسیاری از فرایندهای تصمیم‌گیری نظری مدیریت منابع آب و کشاورزی، در این تحقیق سعی شده است با استفاده از داده‌های الگوهای سینوپتیکی نظری دما و اختلاف دمای سطح دریا، فشار و اختلاف فشار سطح دریا، دمای هوای سطح دریا در سطوح پایین جو، ارتفاع معادل سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و رطوبت نسبی در سطوح فوقانی جو، ارتباط الگوهای سینوپتیکی بزرگ مقیاس اقلیمی با بارش منطقه مورد مطالعه تعیین شود.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه و داده‌های مورد استفاده در تحقیق: منطقه مورد مطالعه شامل سه استان خراسان رضوی، خراسان شمالی و خراسان جنوبی است. سری زمانی مورد مطالعه در این تحقیق، مجموع بارش فصلی ۳۳ ساله آذر تا اردیبهشت (دسامبر تا می) در فاصله بین سال‌های ۱۹۷۰-۲۰۰۲ میلادی می‌باشد. داده‌های بارش فصلی برای هر سال میلادی شامل بارندگی ۳۷ ایستگاه همدیدی، اقلیم‌شناسی و باران‌سنجدی می‌باشد که از سازمان هواشناسی کشور اخذ شده است. از این تعداد (۴) ایستگاه همدیدی، (۵) ایستگاه اقلیم‌شناسی و بقیه باران‌سنجدی می‌باشند. شکل (۱) نقشه محدوده مورد مطالعه و نام ایستگاه‌های مورد استفاده را نشان می‌دهد.



شکل ۱ نقشه محدوده مورد مطالعه به همراه ایستگاه‌های منتخب

داده‌های مورد نیاز الگوهای سینوپتیکی بزرگ مقیاس اقلیمی شامل داده‌های دمای سطح دریا، دمای هوای سطح ۱۰۰۰ هکتوپاسکال، فشار سطح دریا، دمای هوای سطح ۸۵۰ هکتوپاسکال، ارتفاع معادل سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و رطوبت نسبی سطح ۳۰۰ هکتوپاسکال از سایت نوا^۱ در شبکه های ۲/۵×۲/۵ درجه در فاصله بین سال های ۲۰۰۲-۱۹۷۰ میلادی استخراج گردیده است. داده های بارش از سازمان هواشناسی کشور اخذ شده است. در این تحقیق برای تکمیل نواقص اطلاعاتی بارش از روش تفاضل ها و نسبت ها استفاده گردیده است. برای آزمون همگنی داده ها از آزمون "ران تست" استفاده شده است. بدین ترتیب، آزمون همگنی ران تست روی آمار بارش ۳۷ ایستگاه همدیدی، اقلیم شناسی و باران سنجی انجام شد که همگنی نتایج قابل قبولی داشتند و تصادفی بودن آنها در سطح ۹۵ درصد مورد قبول است.

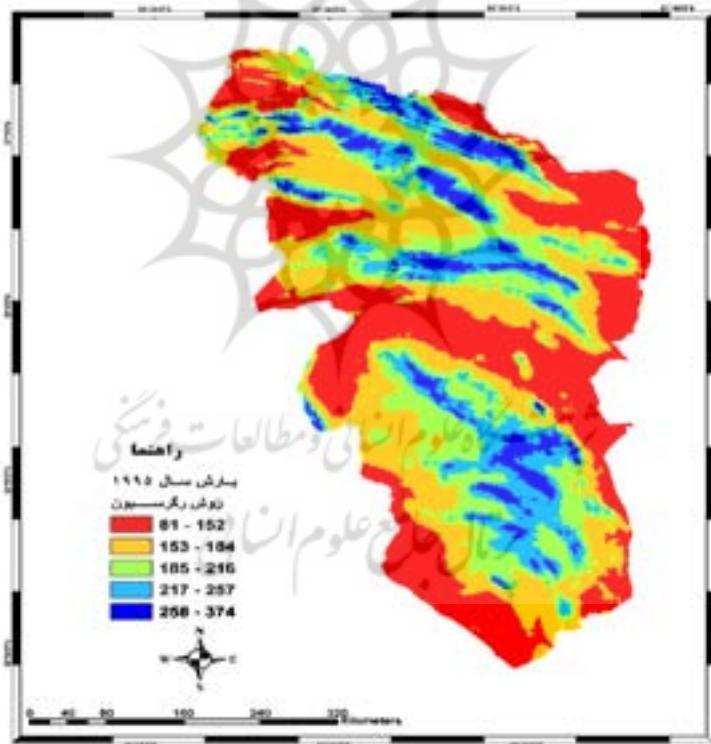
متداول‌ترین مورد استفاده در تحقیق

محاسبه بارش متوسط منطقه‌ای: برای به دست آوردن بارش متوسط منطقه‌ای از روش‌های مختلف درون‌یابی مانند کریجینگ، IDW^۲ و غیره و یا از رابطه بین بارش و مشخصات جغرافیایی مثل طول، عرض و ارتفاع می‌توان استفاده

1 - Noaa

2 - Inverse Distance Weight

کرد. در این تحقیق از مدل رقومی ارتفاعی یا مدل DEM^۱ برای محاسبه بارش متوسط منطقه‌ای استفاده گردیده است. با توجه به معنی دار بودن ضریب همبستگی بین بارش و ارتفاع و معنی دار بودن آزمون F در سطح ۵٪ و نرمال بودن باقی مانده‌ها در اکثر سال‌های مورد مطالعه، از مدل رقومی ارتفاعی برای محاسبه بارش متوسط منطقه‌ای استفاده شده است. لازم به ذکر است برای تحلیل‌های آماری، از نرم افزار SPSS^۲ نسخه ۱۰/۵ و نرم افزار جامپ نسخه ۴ و برای مرتب کردن داده‌های خام از نرم افزار اکسل استفاده گردید. برای به دست آوردن سری زمانی بارش متوسط منطقه‌ای به روش مدل رقومی ارتفاعی با استفاده از نرم افزار Arc\GIS^۳ گام‌های زیر انجام شد: ۱- ساختن فایل‌های ورودی نرم افزار Arc\GIS^۴-۲- به دست آوردن رابطه بارش با ارتفاع با استفاده از روابط رگرسیونی^۵-۳- به دست آوردن نقشه رقومی منطقه مورد مطالعه^۶-۴- انجام تحلیل‌های مربوط به مدل رقومی ارتفاعی (DEM)^۷-۵- تحلیل و ترسیم تغییرات مکانی بارش در منطقه برای هر سال^۸-۶- به دست آوردن مقادیر متوسط بارش در منطقه مورد مطالعه برای هر سال^۹-۷- ساخت سری زمانی بارش برای منطقه مورد مطالعه. به عنوان مثال، شکل (۲) نقشه بارش منطقه مورد مطالعه ترسیم شده به روش مدل رقومی ارتفاعی را برای سال ۱۹۹۵ نشان می‌دهد.



شکل ۲ نقشه بارش منطقه مورد مطالعه ترسیم شده به روش مدل رقومی ارتفاعی برای سال ۱۹۹۵

فصل‌بندی بارندگی و الگوهای سینوپتیکی

فصل‌بندی بارندگی و الگوهای سینوپتیکی بر این اساس بوده است که با استفاده از میانگین مقادیر یک الگوی سینوپتیکی خاص در چند ماه متوالی، بتوان میزان مجموع بارندگی فصلی را در ماه‌های آینده پیش‌بینی نمود. بنابراین سعی شده است که فصول مربوط به الگوهای سینوپتیکی، ماه‌های دارای بارندگی سال آبی بعد را شامل نشوند. با توجه به اینکه در منطقه مورد مطالعه در ماه‌های مهر و آبان میزان بارندگی کم و در ماه‌های تابستان در حد صفر می‌باشد، از مجموع بارندگی ماه‌های آذر تا اردیبهشت (دسامبر تا می) به عنوان سری زمانی بارندگی استفاده شده است.

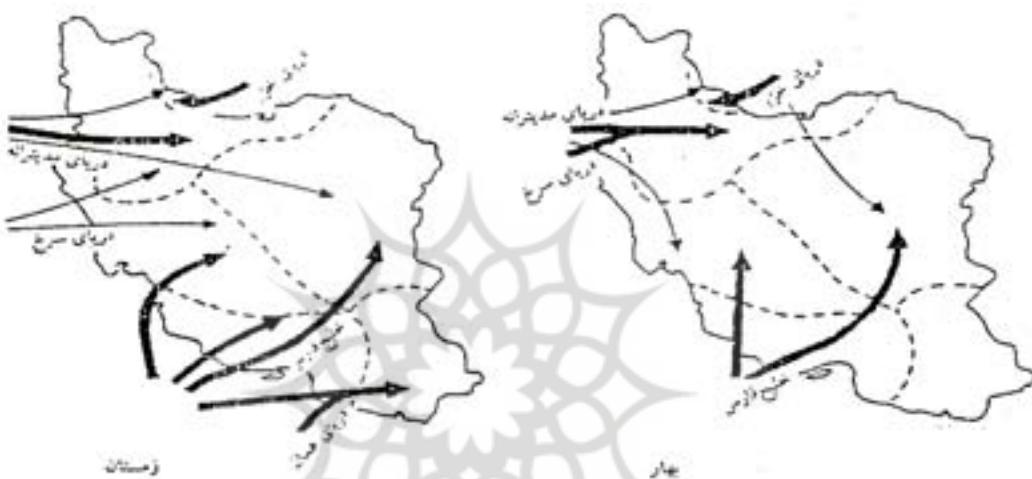
بررسی ارتباط الگوهای سینوپتیکی شاخص با بارش منطقه

به منظور بررسی ارتباط تغییرات پارامترهای هواشناسی فوق الذکر با بارش در محدوده مورد مطالعه، نقاطی تحت عنوان نقاط شاخص در مناطق مختلفی از دریاها که بر آب و هوای ایران تاثیر گذارند، مورد مطالعه و بررسی قرار گرفته است. این نقاط شامل نقاطی در دریای مدیترانه، خلیج فارس، دریای عمان، خلیج عدن، دریای عرب، دریای سرخ، دریای سیاه، دریاچه آرال، اقیانوس هند، اقیانوس اطلس، دریای شمال و سیبری می‌باشند که مختصات این نقاط در جدول ۱ نشان داده شده است. در انتخاب این مناطق تاثیرپذیری منطقه شمال شرق کشور از الگوهای سینوپتیکی مورد توجه قرار گرفته است. شکل ۲ منابع عمده رطوبت بارندگی‌های ایران را در فصول زمستان و بهار نشان می‌دهد (علیجانی، ۱۳۸۲).

جدول ۱ نام و مختصات نقاط مورد استفاده در تحلیل‌های دما و فشار سطح دریا

نام نقاط مورد استفاده	عرض جغرافیایی (شمالي)	نام نقاط مورد استفاده	عرض جغرافیایی (شمالي)	طول جغرافیایي	نام نقاط مورد استفاده
دریای آدریاتيك	۴۳	شمال دریای خزر	۱۵	۴۵	۵۰
خلیج عدن	۱۲/۵	شمال خلیج فارس	۴۵	۲۷	۵۰
شبکه دریای عرب	۱۴-۲۰	شمال دریای سرخ	۶۰-۷۰	۲۵	۳۵
دریاچه آرال	۴۵	دریای شمال	۶۰	۵۴	۵
شبکه آزور	۲۰-۴۱	دریای عمان	۳۰۰-۳۳۹	۲۴	۶۵
آزور	۴۱	جنوب دریای خزر	۳۳۰	۳۹	۵۰
دریاچه بایکال	۵۴	جنوب دریای سرخ	۱۰۷	۱۴	۴۰
دریای سیاه	۴۵	شبکه سیبری	۳۵	۵۰-۶۰	۹۰-۱۳۰
مرکز اقیانوس آرام	۳۰	غرب دریای مدیترانه	۳۲۰	۴۱	۵
گرینلند	۳۵	دریای لا برادر	۳۰	۶۰	۳۰۹
اقیانوس هند	۵-۱۴	شبکه ایسلند	۶۰-۷۰	۵۴-۷۰	۳۰۰-۳۵۰

در این تحقیق برای بررسی ارتباط مؤلفه‌های جو بالا بر بارش منطقه از روش تحلیل عاملی استفاده گردیده است. محدود مکان مورد بررسی که مؤلفه‌های جو بالا در آن با روش تحلیل عاملی تحلیل شده، در حد فاصل 0° - 70° درجه شرقی و 45° - 15° درجه شمالی می‌باشد. این محدوده مناطقی را شامل می‌گردد که تغییرات الگوهای دما، فشار و رطوبت در آنها بر بارش منطقه اثرگذار است. به عنوان مثال، مناطق شاخص شناسایی شده رطوبت نسبی سطح ۳۰۰ هکتوپاسکال در بازه زمانی ژوئن تا نوامبر در شبکه‌های 5×5 درجه که نمرات عاملی آن در سطح 5% با بارش منطقه همبستگی معنی‌دار داشته و در ساختار مدل پیش‌بینی بارش مورد استفاده قرار گرفته است، در شکل (۳) نشان داده شده است.



شکل ۲ منابع عمده رطوبت بارندگی‌های ایران در فصول بهار و زمستان (علیجانی، ۱۳۸۱).

عرض طول	۰	۵	۱۰	۱۵	۲۰	۲۵	۳۰	۳۵	۴۰	۴۵	۵۰	۵۵	۶۰	۶۵	۷۰
۴۵	۱	۲	۳	۴	۵	۶	۷	۸	۹	۱۰	۱۱	۱۲	۱۳	۱۴	۱۵
۴۰	۱۶	۱۷	۱۸	۱۹	۲۰	۲۱	۲۲	۲۳	۲۴	۲۵	۲۶	۲۷	۲۸	۲۹	۳۰
۳۵	۳۱	۳۲	۳۳	۳۴	۳۵	۳۶	۳۷	۳۸	۳۹	۴۰	۴۱	۴۲	۴۳	۴۴	۴۵
۳۰	۴۶	۴۷	۴۸	۴۹	۵۰	۵۱	۵۲	۵۳	۵۴	۵۵	۵۶	۵۷	۵۸	۵۹	۶۰
۲۵	۶۱	۶۲	۶۳	۶۴	۶۵	۶۶	۶۷	۶۸	۶۹	۷۰	۷۱	۷۲	۷۳	۷۴	۷۵
۲۰	۷۶	۷۷	۷۸	۷۹	۸۰	۸۱	۸۲	۸۳	۸۴	۸۵	۸۶	۸۷	۸۸	۸۹	۹۰
۱۵	۹۱	۹۲	۹۳	۹۴	۹۵	۹۶	۹۷	۹۸	۹۹	۱۰۰	۱۰۱	۱۰۲	۱۰۳	۱۰۴	۱۰۵

فакتور ۱	
فакتور ۲	

شکل ۳ مناطق شاخص شناسایی شده رطوبت نسبی سطح ۳۰۰ هکتوپاسکال در شبکه 5×5 درجه در بازه زمانی ژوئن تا نوامبر با استفاده از روش تحلیل عاملی.

در این تحقیق برای به دست آوردن سیگنال‌های هواشناسی موثر بر بارش منطقه، از روش همبستگی پیرسون استفاده شده است. به این ترتیب کلیه سیگنال‌هایی که در بازه زمانی ژوئن تا نومبر (خرداد تا آبان) در سطح ۵٪ با بارش منطقه همبستگی معنی‌دار نشان داده‌اند، به عنوان پیش‌بینی کننده در ساختار مدل پیش‌بینی بارش استفاده گردیده است که این سیگنال‌ها عبارتند از:

فشار استاندارد شده خلیج عدن، فشار استاندارد شده جنوب خلیج فارس، فشار استاندارد شده شمال دریای سرخ، فشار استاندارد شده جنوب دریای سرخ، فشار استاندارد شده غرب دریای مدیترانه، اختلاف فشار استاندارد شده بین دریای آدریاتیک و جنوب خلیج فارس، اختلاف فشار استاندارد شده بین دریاچه آرال و شمال دریای خزر، اختلاف فشار استاندارد شده بین جنوب خلیج فارس و دریای عرب، اختلاف فشار استاندارد شده بین دریای عمان و جنوب خلیج فارس، اختلاف فشار استاندارد شده بین جنوب خلیج فارس و جنوب دریای سرخ، دمای سطح دریای استاندارد شده شبکه سبیری، اختلاف دمای استاندارد شده بین سطح دریا و سطح ۱۰۰۰ میلی باری شبکه ایسلند، نمرات عاملی رطوبت نسبی در منطقه شاخص فاکتور ۱ در شبکه‌های 5×5 درجه.

پیش‌بینی بارش با استفاده از سیستم استنباط فازی-عصبی تطبیقی (ANFIS)

برای ایجاد ارتباط بین جند متغیر از روش‌های مختلفی می‌توان استفاده کرد. برخی از این روش‌ها عبارتند از: رگرسیون خطی، شبکه‌های عصبی مصنوعی، سیستم‌های استنباط فازی و ترکیبی از شبکه‌های عصبی و سیستم‌های استنباط فازی که به سیستم‌های استنباط فازی-عصبی تطبیقی یا ANFIS مشهور می‌باشدند.

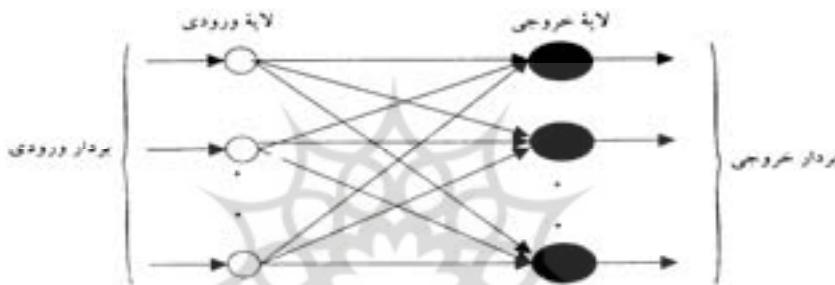
سیستم‌های استنتاج فازی، مدل‌های غیر خطی هستند که رابطه ورودی - خروجی یک سیستم واقعی را با استفاده از قوانین اگر-آنگاه فازی توصیف می‌کنند (Jacquin and Shamseldin, 2006). ساختار عمومی قوانین تدوین شده در این تحقیق بصورت زیر می‌باشد:

(۱) Rule m: If (x_1 is $A_{1,m}$) AND (x_2 is $A_{2,m}$) AND ... AND (x_k is $A_{k,m}$) THEN y is ...

یان کردن رابطه بین k متغیر ورودی x_1, x_2, \dots, x_k و خروجی y است. عبارت $A_{k,m}$ در بخش مقدم قوانین، مجموعه‌های فازی را نشان می‌دهد که برای جداسازی فضای ورودی به داخل مناطق همپوشانی کننده به کار می‌رود. یک مجموعه فازی یک تعمیم از مجموعه‌های کلاسیک است کهتابع عضویت به عنوان یک موضوع از درجه در یک فرم بایزی تعریف می‌شود (هر کدام از عدم عضویت یا عضویت کامل). هر مجموعه فازی $A_{k,m}$ در معادله بالا بوسیله تابع عضویت آن $A_{k,m}$ توصیف می‌شود که درجه عضویت هر مقدار x_k مجموعه فازی $A_{k,m}$ در تمام مقدار عضویت تطبیقی (x_k) ارزشیابی می‌شود. مقادیر عضویت (x_k) $A_{k,m}$ گوناگون در دامنه $[0, 1]$ است که ۰ عدم عضویت و ۱ عضویت کامل x_k را در مجموعه فازی $A_{k,m}$ نشان می‌دهد. ساختار بخش نتیجه (بخش Then قوانین) به

نوع سیستم استنتاج فازی تحت ملاحظه بستگی دارد (Jacquin and Shamseldin, 2006).

شبکه‌های عصبی مصنوعی همانند شبکه عصبی طبیعی، از اجزائی به نام سلول عصبی تشکیل شده‌اند. همان‌طوری که در شبکه عصبی طبیعی، تعدادی از سلول‌ها دریافت اثر محرک خارجی، تعدادی پردازش اطلاعات و تعدادی نیز انتقال پاسخ محرک به عضو مورد نظر را بر عهده دارند، در شبکه‌های عصبی مصنوعی نیز تعدادی از سلول‌ها دریافت معلومات مسئله، تعدادی پردازش اطلاعات و تعدادی نیز ارائه پاسخ مسئله را بر عهده دارند. به این ترتیب هر شبکه عصبی به ترتیب شامل لایه ورودی، لایه پنهان و لایه خروجی می‌باشد، به طوریکه این سلول‌ها توسط اتصالاتی با وزن‌های مختلف به هم وصل می‌باشند. در تمام شبکه‌های عصبی مصنوعی یک لایه ورودی، یک لایه خروجی و تعدادی لایه پنهان وجود دارد (مهدی زاده، ۱۳۸۳). شکل (۴) ساختار یکی از این نوع شبکه‌ها را نشان می‌دهد (محمدی، ۱۳۸۲).



شکل ۴ ساختار کلی شبکه‌های عصبی پیشخور تک لایه

سیستم‌های استنباط فازی- عصبی تطبیقی، یک روش نوین در حل مسائل پیچیده‌ای است که یا الگوریتم مشخصی برای حل آن وجود ندارد و یا استفاده از روش‌های متعارف مستلزم به کار گرفتن راه حل‌های بسیار طولانی و زمانبر می‌باشد. بیشترین کاربرد آن در حل مسائلی بوده که یک ارتباط غیرخطی بین پارامترهای معلوم و مجھول مسئله وجود دارد. زیرا یکی از قابلیت‌های مهم سیستم‌های استنباط فازی- عصبی تطبیقی درک رفتار غیرخطی یک سیستم می‌باشد. همان‌طور که می‌دانیم، در روش‌های معمول نظیر روش رگرسیون خطی چند متغیره، رابطه‌ای بین چند متغیر ورودی (مستقل) و یک متغیر خروجی (وابسته) برقرار شده و امکان نمایش رابطه به دست آمده به وسیله تابعی به صورت $f(x_1, x_2, \dots) = y$ بین داده‌های ورودی و خروجی وجود دارد. برای استفاده از مدل عصبی فازی تطبیقی باید سیستم استنباط فازی- عصبی تطبیقی را با یک سری داده‌های تاریخی یا اولیه آموخت داد. این کار باید به نحوی صورت گیرد که مدل بوسیله داده‌ها به خوبی آموخت شود. در واقع باید سعی شود محدوده داده‌هایی که برای آموخت شدن به کار می‌رود، به نحوی باشد که تمام داده‌هایی که در زمان بهره‌برداری مدل، مورد استفاده قرار می‌گیرد را در بر بگیرد. مدل ANFIS در برگیرنده دو مدل شبکه‌های عصبی و مدل فازی می‌باشد. بخش فازی رابطه‌ای بین ورودی و خروجی برقرار نموده و پارامترهای مربوط به توابع عضویت بخش فازی به وسیله شبکه‌های عصبی تعیین می‌شود. لذا خصوصیات هر دو مدل فازی و عصبی در ANFIS نهفته است. منطق فازی بر مبنای تئوری مجموعه‌های

فازی می‌باشد که بین طبقات مختلفی از موضوعات، ارتباطی با مرز نامشخص برقرار می‌کند، به نحوی که عضویت از جنس درجه باشد و با پارامتر درجه بتوان میزان عضویت را نشان داد. در این رهیافت، نظریه کلاسیک عضویت دو رقمی در یک مجموعه به گونه‌ای اصلاح می‌شود که عضویت‌های بین صفر و یک را نیز در بر بگیرد. در فرایند استنباط فازی، ۵ مرحله باید انجام گیرد: (۱) فازی سازی متغیرهای ورودی، (۲) به کار بردن عملگرهای (و؛ یا) در بخش مقدمه، (۳) استنتاج از مقدمه به نتیجه (تعریف قوانین)، (۴) ترکیب نتایج قوانین، (۵) غیر فازی کردن (حسامی رستمی و همکاران، ۱۳۸۴). در بخش شبکه عصبی، با استفاده از قوانین آموزش موجود در نوشتگات شبکه‌های عصبی، راه حلی برای به دست آوردن اطلاعاتی در مورد مجموعه داده‌ها برای مدل‌سازی ارائه می‌گردد تا پارامترهای تابع عضویت به نحوی تنظیم شوند که بهترین سیستم استنباط فازی به یک سری داده موجود اختصاص یابد. روش مدل‌سازی مورد استفاده توسط سیستم استنباط فازی- عصبی تطبیقی مشابه بسیاری از روش‌های متداول است. مدل‌سازی فازی- عصبی روشی است که در آن تکنیک‌های آموزش مختلف موجود در نوشتگات شبکه‌های عصبی، بر روی سیستم‌های استنتاج فازی پیاده می‌شوند (فاتحی مرج، ۱۳۷۹). ابتدا ساختار یک مدل با پارامترهای مشخص (متاسب با ورودی، توابع درجه عضویت ورودی و قوانین و توابع عضویت خروجی و متغیر خروجی) فرض می‌شود. سپس یک سری داده ورودی/خروجی به شکلی که قابل استفاده توسط سیستم استنباط فازی- عصبی تطبیقی باشد، جمع آوری می‌گردد. در ادامه بوسیله سیستم استنباط فازی- عصبی تطبیقی، مدل سیستم استنباط فازی را با استفاده از داده‌های موجود آموزش داده، تا با اصلاح پارامترهای تابع عضویت مطابق با حد خطای انتخاب شده، داده‌های حاصل از مدل به مقدار واقعی نزدیک شوند. در اغلب موارد داده‌ها با مقداری خطای جمع آوری می‌شوند و داده‌های مورد استفاده در آموزش، نمی‌توانند نماینده تمام ترکیبات داده‌هایی باشند که در زمان بهره‌برداری به مدل ارائه خواهد شد. در نتیجه اعتبار مدل مورد سوال قرار می‌گیرد. اعتبار سنجی مدل فرآیندی است که طی آن بردارهای ورودی مربوط، به آن قسمت از داده‌های ورودی/خروجی که برای آموزش سیستم استنباط فازی به کار گرفته نشده‌اند، به عنوان داده‌های ورودی در مدل توسعه یافته، مورد استفاده قرار می‌گیرند تا بتوان از دقت مدل سیستم استنتاج فازی تهیه شده، جهت پیش‌بینی مقادیر خروجی مجموعه داده‌های متناظر ورودی، اطلاع حاصل نمود. این کار با استفاده از مجموعه داده تست، انجام می‌شود. با استفاده از نمونه دیگری از مجموعه داده (داده‌های کنترلی^۱) می‌توان اعتبار مدل سیستم استنتاج فازی- عصبی تطبیقی را تعیین نمود. کنترل پتانسیل مدل در زمینه بیش برآذش نیز با استفاده از داده‌های کنترلی انجام می‌شود. علت اصلی استفاده از مجموعه داده کنترلی به عنوان عاملی برای به دست آوردن اعتبار بیشتر مدل این است که پس از گذر از یک نقطه معین در مرحله آموزش، مرحله بیش برآذش بر روی داده‌های آموزشی آغاز می‌شود. به عنوان یک قاعده کلی، خطای مدل برای مجموعه داده‌های کنترلی از زمان شروع فرآیند آموزش تا زمانی که مرحله بیش برآذش آغاز می‌شود، کاهش می‌یابد. پس از این مرحله خطای مدل برای داده‌های کنترلی به طور

^۱ - Checking Data Set

نگهانی افزایش می‌یابد. در واقع داده‌های کنترلی باعث می‌شوند اثر بیش برآذش مدل کاهش یابد. اگر بین مجموعه داده‌های آموزشی و کنترلی تفاوت آشکاری وجود داشته باشد، با به دست آوردن خطای کنترلی در طول دوره آموزش، عدم کارایی مجموعه داده‌های کنترلی برای هدف اعتبار سنجی مدل کاهش خواهد یافت (حسامی رستمی و همکاران، ۱۳۸۴).

در سیستم استنباط فازی برای مدل‌سازی سیستم باید ساختار قوانین با تفسیر مشخصات متغیرها توسط کاربر، از قبل تعیین شده و به مدل داده شود. از آن جائی که شکل تابع درجه عضویت بستگی به پارامترها دارد، به جای انتخاب پارامترهای تابع درجه عضویت و در نتیجه شکل تابع درجه عضویت توسط کاربر، با انتخاب سیستم استنباط فازی- عصبی تطبیقی این کار به صورت خودکار انجام می‌گیرد. ایده اصلی رویکردهای یادگیری این روش در مدل سازی، این است که با به دست آوردن اطلاعاتی در مورد مجموعه داده‌ها در مرحله مدل سازی فازی، پارامترهای تابع درجه عضویت طوری تعیین می‌شوند که مجموعه داده‌های ورودی/خروجی را بهتر مدل کند. مدل مزبور از دو الگوریتم پس انتشار خطا و روش ترکیبی (ترکیبی از روش پس انتشار خطا و روش حداقل مربعات خطا) برای آموزش شبکه عصبی- فازی تطبیقی استفاده می‌کند. مدل مزبور از نوع مدل‌هایی هستند که با سیستم به صورت یک جعبه سیاه برخورد کرده و با استفاده از داده‌های ورودی و خروجی، در مرحله آموزش پارامترهای خود را چنان تنظیم می‌کنند که بتوانند بهازای ورودی‌های مختلف، خروجی‌هایی مشابه مقدار واقعی بدهنند. سیستم استنتاج فازی مورد استفاده در ANFIS، مدل سوگینو می‌باشد که برای استخراج قوانین فازی و خروجی سیستم از آن استفاده می‌شود. در این مقاله برای دسته‌بندی خودکار و تحلیل داده‌ها و نهایتاً تولید سیستم استنتاج فازی از روش خوش‌سازی تفیریقی استفاده شده است. در این تحقیق، برای ارزیابی دقت مدل از دو شاخص جذر میانگین مربعات خطا^۱ و میانگین مطلق خطا^۲ استفاده گردیده است که فرمول محاسبه آن‌ها به شرح زیر است:

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{i=1}^n (o_i - e_i)^2}{n}} \quad (2)$$

$$MAE = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n |Z^*(x_i) - Z(x_i)| \quad (3)$$

در فرمول‌های فوق، RMSE و MAE به ترتیب جذر میانگین مربعات خطا و میانگین مطلق خطا، o_i و e_i به ترتیب مقادیر مشاهده شده و پیش‌بینی شده متغیر در نقطه i و $Z^*(x_i)$ و $Z(x_i)$ هم به همین ترتیب مقادیر مشاهده شده و پیش‌بینی شده متغیر X در نقطه i و n تعداد مشاهدات می‌باشد.

بحث و نتیجه‌گیری

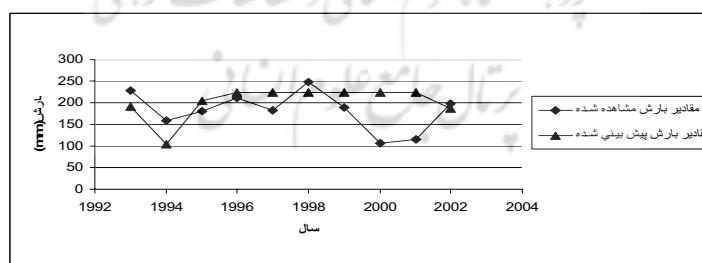
مدل مزبور داده‌های ورودی را به دو بازه زمانی تقسیم می‌کند:

1 - Root Mean Square Error(RMSE)
2 -Mean Absolute Error(MAE)

- ۱- دوره کالیبراسیون قوانین که در این تحقیق دوره ۱۹۷۰-۱۹۹۲ در نظر گرفته شده است.
- ۲- دوره پیش‌بینی که در این تحقیق دوره ۱۹۹۳-۲۰۰۲ برای پیش‌بینی در نظر گرفته شده است.
- پس از آزمون‌های مختلف برای شعاع همسایگی و تعداد متغیرهای وارد شده به مدل، سرانجام مدل نهایی با دوازده متغیر ذکر شده در بخش قبل دارای کمترین خطای بود و به عنوان مدل نهایی مورد استفاده قرار گرفت. نتایج این بررسی‌ها در جدول(۲) و شکل(۵) نشان داده شده است. لازم به یادآوری است جذر میانگین مربعات خطای در این مدل ۵۸,۹ میلی متر به دست آمده است. همان طور که در شکل دیده می‌شود، بیشترین خطای مربوط به سال‌های ۲۰۰۰ و ۲۰۰۱ بوده است. لازم به یادآوری است، حداقل بارندگی ثبت شده در سری زمانی بارندگی در این دو سال اتفاق افتاده است. در این مورد، به دلیل اینکه این سال‌های حدی در مرحله آموزش شبکه و دوره کالیبراسیون پارامترهای مدل تکرار نشده‌اند، مدل قادر به پیش‌بینی بارندگی در این سال‌ها نبوده است.

جدول ۲ پیش‌بینی بارش محدوده مورد مطالعه با مدل ANFIS

سال	بارش ثبت شده	بارش پیش‌بینی
۱۹۹۳	۲۲۸	۱۹۹۱
۱۹۹۴	۱۵۸	۱۰۴
۱۹۹۵	۱۸۱	۲۰۴
۱۹۹۶	۲۱۰	۲۲۵
۱۹۹۷	۱۸۲	۲۲۵
۱۹۹۸	۲۴۸	۲۲۵
۱۹۹۹	۱۹۰	۲۲۵
۲۰۰۰	۱۰۶	۲۲۵
۲۰۰۱	۱۱۵	۱۸۶,۶۵
۲۰۰۲	۱۹۷	



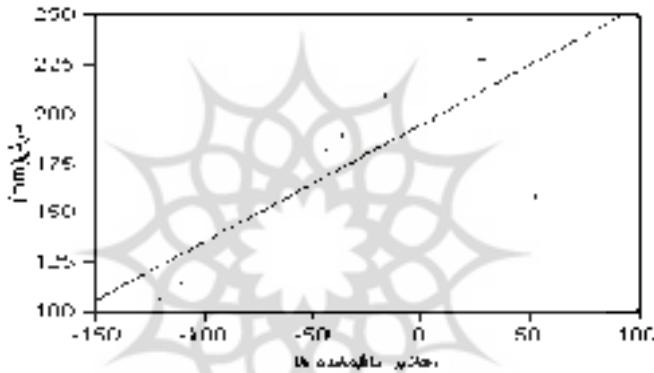
شکل ۵ مقایسه بارش مشاهده شده و پیش‌بینی شده در محدوده مورد مطالعه با مدل ANFIS

بررسی نتایج مدل نشان می‌دهد به غیر از سال‌های ۲۰۰۰ و ۲۰۰۱، اختلاف بارش مشاهده شده و پیش‌بینی شده در محدوده قابل قبولی قرار دارد و مدل قادر بوده است در ۸۰ درصد سال‌ها بارش را با خطای قابل قبولی پیش‌بینی کند. همان‌طور که ملاحظه می‌شود، مدل عمدتاً قادر به پیش‌بینی سال‌های بسیار کم بارش نبوده است. علت این امر از آنجا

ناشی می‌شود که این سال‌ها در دوره کالیبراسیون مدل پیش‌بینی تکرار نشده است. لازم به یادآوری است به دلیل کم بودن طول دوره آماری مورد نظر برای مدل ANFIS (۳۳ سال)، از داده‌های اعتبار سنجی استفاده نشد و همان طور که اشاره شد از ۲۳ سال داده برای آموزش مدل و از ۱۰ سال باقی مانده به عنوان داده‌های تست مدل استفاده گردیده است. بنابراین با افزایش سال‌های آماری دقت مدل هم افزایش خواهد یافت. شکل (۶) مقادیر باقیمانده‌ها را در مقابل داده‌های اندازه گیری شده نشان می‌دهد. ضریب همبستگی بین داده‌های اندازه گیری شده و مقادیر باقیمانده‌ها ۰/۷۴ است که نشان‌دهنده دقت نسبتاً بالای مدل در تخمین و پیش‌بینی بارش است. مقدار میانگین قدر مطلق خطأ (MAE) ۴۶ به دست آمده است که مقدار قابل قبولی است. معادله خط رگرسیون تغییرات مقادیر بارش مشاهده شده نسبت به باقیمانده‌ها عبارت است از:

$$\text{Rainfall(mm)} = 195.34303 + 0.59 \text{ residuals}$$

در معادله فوق residuals مقادیر باقیمانده‌ها و rainfall مقدار بارش بر حسب میلیمتر است.



شکل ۶ تغییرات مقادیر واقعی بارش نسبت به باقیمانده‌ها. خط مورب، خط رگرسیون می‌باشد

جدول ۳ خلاصه مشاهدات رگرسیون خطی بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیمانده‌ها و جدول (۴) نتایج تجزیه واریانس رگرسیون خطی بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیمانده‌ها را نشان می‌دهد. همان‌طور که در جدول (۳) دیده می‌شود، با در نظر گرفتن حدود اطمینان ۹۹٪ رگرسیون خطی بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیمانده‌ها، جذر میانگین مربعات خطأ ۳۱/۸۱ به دست آمده است که از دقت بالایی برخوردار است. همان‌طور که در جدول (۴) دیده می‌شود، نسبت F در سطح ۱٪ معنی‌دار است و نشان‌دهنده ارتباط قوی تغییرات بارش مشاهده شده با مقادیر باقیمانده‌ها می‌باشد.

جدول ۳ خلاصه مشاهدات رگرسیون خطی بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیمانده‌ها

0.559692	ضریب تبیین
0.504654	ضریب تبیین تعديل شده
31.81778	جذر میانگین مربعات خطأ
181.53	میانگین
10	تعداد مشاهدات

جدول ۴ تجزیه واریانس رگرسیون خطی بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیماندها

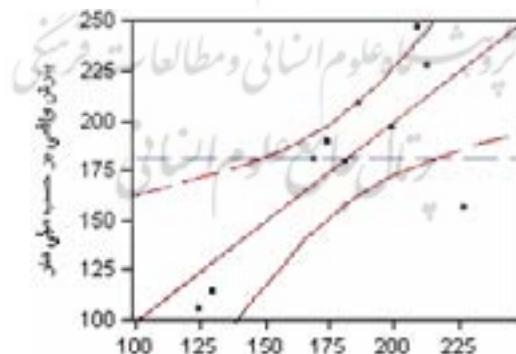
منابع تغییرات	درجه آزادی	مجموع مربعات	میانگین مربعات	نسبت F
رگرسیون	1	10294.913	10294.9	10.16
خطا	8	8098.968	1012.4	Prob>F
کل	9	18393.881		0.01

جدول (۵) آزمون معنی‌دار بودن شیب خط رگرسیون بین مقادیر بارش واقعی و مقادیر باقیماندها را نشان می‌دهد. همان طور که در این جدول دیده می‌شود، شیب خط رگرسیون نیز در سطح ۱٪ معنی‌دار است. مقدار P-value برای آزمون معنی‌دار بودن شیب خط رگرسیون ۰/۰۲۸ به دست آمده است.

جدول ۵ خلاصه مشاهدات آماری مربوط به تخمین پارامترهای مدل

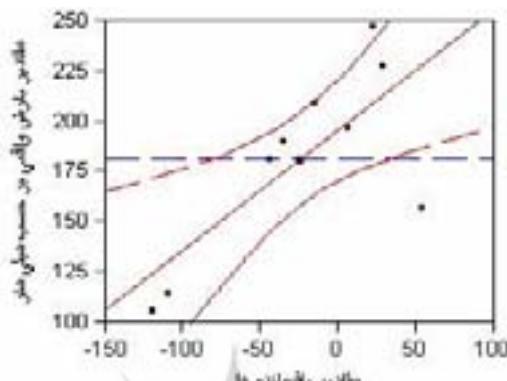
پارامتر	عرض از مبدأ	مقدار تخمین زده شده	خطای استاندارد	نسبت t	Prob> t
باقیمانده‌ها	0.5953894	195.34303	0.186707	3.19	<.0001
					0.0128

شکل ۷ مقادیر بارش مشاهده شده و پیش‌بینی شده توسط مدل را از دیدگاهی بهتر نمایان می‌سازد. این شکل حدود اطمینان ۹۹٪ تغییرات بارش مشاهده شده را در مقابل بارش پیش‌بینی شده توسط مدل نشان می‌دهد. همان طور که در این شکل مشاهده می‌شود، تغییرات بارش مشاهده شده و پیش‌بینی شده توسط مدل، از تطابق بسیار بالایی برخوردار بوده و همان طور که گفته شد در سطح ۱٪ معنی‌دار است.



شکل ۷ حدود اطمینان ۹۹٪ تغییرات بارش مشاهده شده و پیش‌بینی شده
بارش پیش‌بینی شده بر حسب مدلی همان

شکل (۸) هم حدود اطمینان ۹۹٪ را برای تغییرات بارش مشاهده شده در برابر مقادیر باقیمانده نشان می‌دهد. همان طور که مشاهده می‌شود، در اینجا نیز تغییرات بارش مشاهده شده و مقادیر باقیمانده‌ها، از تطابق بسیار بالایی برخوردار بوده و در سطح ۱٪ معنی دار است.

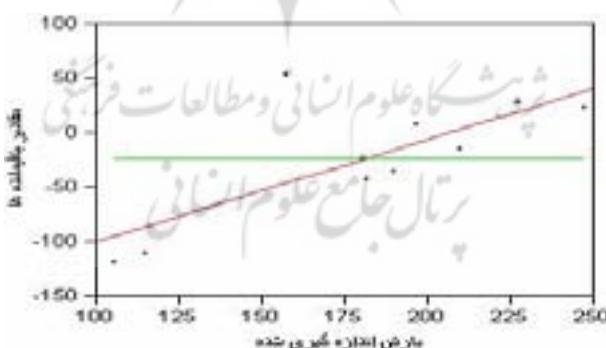


شکل ۸ حدود اطمینان ۹۹٪ تغییرات بارش مشاهده شده در برابر مقادیر باقیمانده‌ها

برای تکمیل این بحث، شکل (۹) نیز مقادیر باقیمانده‌ها را نسبت به مقادیر بارش اندازه گیری شده نشان می‌دهد. معادله خط رگرسیون تغییرات باقیمانده‌ها نسبت به مقادیر بارش مشاهده شده عبارت است از:

$$\text{residuals} = -193.8462 + 0.94 \text{ Rainfall(mm)}$$

در معادله فوق residuals مقادیر باقیمانده‌ها و rainfall مقدار بارش بر حسب میلیمتر است



شکل ۹ تغییرات مقادیر باقیمانده‌ها نسبت به مقادیر بارش اندازه گیری شده. خط مورب، خط رگرسیون می‌باشد.

جدول ۶ خلاصه مشاهدات رگرسیون خطی بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش واقعی و جدول (۷) نتایج تجزیه واریانس رگرسیون خطی بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش واقعی را نشان می‌دهد. همان‌طور که در جدول (۶) دیده می‌شود، با در نظر گرفتن حدود اطمینان ۹۹٪ رگرسیون خطی بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش

واقعی، جذر میانگین مربعات خطای $F = 39/9$ به دست آمده است که از دقت بالایی برخوردار است. همان طور که در جدول (۷) دیده می‌شود، نسبت F در سطح 1% معنی دار است و نشان دهنده ارتباط قوی مقادیر باقیمانده‌ها با تغییرات بارش مشاهده شده می‌باشد.

جدول ۶ خلاصه مشاهدات رگرسیون خطی بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش واقعی

0.559692	ضریب تیبین
0.504654	ضریب تیبین تعديل شده
39.9	جذر میانگین مربعات خطای
-23.2	میانگین
10	تعداد مشاهدات

جدول ۷ تجزیه واریانس رگرسیون خطی بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش واقعی

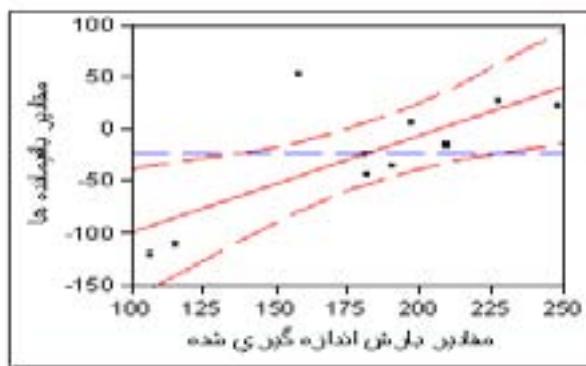
منابع تغییرات	درجه آزادی	مجموع مربعات	میانگین مربعات	نسبت F
رگرسیون	1	16254.360	16254.4	10.16
خطای	8	12787.240	1598.4	Prob>F
کل	9	29041.600		0.01

جدول ۸ آزمون معنی دار بودن شبیه خط رگرسیون بین مقادیر باقیمانده‌ها و مقادیر بارش واقعی را نشان می‌دهد. همان طور که در این جدول دیده می‌شود، شبیه خط رگرسیون نیز در سطح 1% معنی دار است. مقدار P-value برای آزمون معنی دار بودن شبیه خط رگرسیون در اینجا نیز $128/00$ به دست آمده است.

جدول ۸ خلاصه مشاهدات آماری مربوط به تخمین پارامترهای مدل

پارامتر	مقدار تخمین زده شده	خطای استاندارد	t نسبت	Prob> t
عرض از مبدا	-193.8462	54.9857	-3.53	0.0078
بارش اندازه گیری شده	0.9400441	0.294786	3.19	0.0128

شکل ۱۰ هم حدود اطمینان ۹۹٪ را برای تغییرات مقادیر باقیمانده‌ها در برابر بارش اندازه گیری شده نشان می‌دهد. همان طور که مشاهده می‌شود، در اینجا نیز تغییرات مقادیر باقیمانده‌ها و بارش مشاهده شده، از تطابق بسیار بالایی برخوردار بوده و در سطح 1% معنی دار است.



شکل ۱۰ حدود اطمینان ۹۹٪ تغییرات مقادیر باقیماندها در برابر بارش اندازه گیری شده

در مجموع می‌توان گفت پیش‌بینی مدل فقط در سال‌های خشک با مقادیر واقعی اختلاف دارد، ولی در پیش‌بینی سال‌های تر و نرمال دقت مدل مناسب است و مدل قادر به پیش‌بینی سال‌های تر و نرمال می‌باشد. به عنوان مثال، با مراجعه به جدول ۲ مشاهده می‌شود. بیشترین مقدار بارش ثبت شده در دوره تست مدل مربوط به سال ۱۹۹۸ با مقدار ۲۴۸ میلی متر می‌باشد و از آن جا که بارش میانگین (نرمال) منطقه ۲۰۷ میلی متر می‌باشد، مشاهده می‌کنیم که مدل مقدار بارش را ۲۲۵ میلی متر پیش‌بینی کرده است و اختلاف آن با بارش مشاهده شده فقط ۲۳ میلی متر است که اگر مجموع بارش فصلی شش ماهه یعنی دسامبر تا می (آذر تا اردیبهشت) را در نظر بگیریم، این مقدار خطأ قابل توجه نمی‌باشد. به عبارت دیگر مدل یک سال بیشتر از نرمال را تشخیص داده است و هدف از از پیش‌بینی هم همین موضوع است، یعنی تشخیص سال‌های خشک، نرمال و تر. بنابراین مدل قادر به پیش‌بینی سال‌های تر می‌باشد. البته مدل در پیش‌بینی سال‌های خشک هم به طور کلی ناتوان نیست. مثلاً با مراجعه به جدول ۲ مقدار بارش مشاهده شده برای سال ۱۹۹۴ مقدار ۱۵۸ میلی متر است و پیش‌بینی مدل ۱۰۴ میلی متر است. یعنی باز در اینجا مدل وجود یک سال خشک و کمتر از نرمال را تشخیص داده است. تنها مدل در پیش‌بینی بارش سال‌های ۲۰۰۰ و ۲۰۰۱ ناتوان بوده است. علت آن هم همان طور که در متن مقاله به آن اشاره شده است، کم بودن سال‌های آماری است و امید است با افزایش سال‌های آماری بیشتر، دقت مدل افزایش یابد. همان طور که اشاره شد، این دو سال در کل دوره آماری کمترین مقدار بارش را به خود اختصاص داده‌اند و با افزایش سال‌های آماری به نحوی که بتوان این دو سال را جزء دوره آموزش شبکه وارد کرد، امید است که دقت مدل بیشتر شود. همان طور که می‌دانیم، پدیده‌های هواشناسی از جمله بارش به صورت تناوبی در طبیعت رخ می‌دهند. در تدوین مدل‌های پیش‌بینی بارش هم باستی به این موضوع توجه داشت و تناوبی بودن این پدیده را تا حد امکان رعایت کرد. لذا ما سعی کردیم برای حفظ این مورد (تناوبی بودن بارش) ۲۳ سال اول یعنی سال‌های ۱۹۷۰-۱۹۹۲ میلادی را به عنوان دوره آموزش و دوره ۱۹۹۳-۲۰۰۲ میلادی را به عنوان دوره تست مدل در نظر بگیریم و لذا با توجه به این موضوع، امکان تغییر داده‌های آموزشی برای ما از بین

می‌رود و تنها با افزایش تعداد سال‌های آماری است که این مهم حاصل می‌شود. البته در تحقیقات دیگر محققین هم این موضوع به چشم می‌خورد. به عنوان مثال، کار آموز و همکاران (۱۳۸۴) اقدام به پیش‌بینی بارش منطقه غرب، شمال غرب و جنوب غرب کشور بر اساس سیگنال‌های هواشناسی کرده‌اند. نتایج حاکی از همین موضوع است که مدل پیشنهادی آنها هم در پیش‌بینی سال‌های حدی خشک نا توان بوده است. دلیل آن این است که این سال‌ها از خشک‌ترین سال‌ها در ۳۰ سال گذشته بوده‌اند. البته در اینجا هدف توجیه این موضوع نیست که اصلاً نمیتوان این سال‌های حدی را پیش‌بینی کرد، بلکه منظور این است که با آمار و اطلاعات موجود، این نتایج به دست آمده است و این تحقیقات می‌توانند سنگ بنایی برای تحقیقات محققین بعدی در این مورد باشد که تحقیقات حاضر را تکمیل‌تر نماید. از مجموعه موارد فوق چنین استنباط می‌شود که متغیرهای مورد استفاده در مدل پیش‌بینی بارش، توانسته‌اند الگوی پراکنده‌گی بارش را در منطقه تشخیص دهند و می‌توانند به عنوان پیش‌بینی کننده در مدل‌های پیش‌بینی بارش مورد استفاده قرار گیرند. لازم به ذکر است تمامی سیگنال‌های انتخاب شده در این تحقیق، منطبق بر مسیرهای سیکلونی خاورمیانه و ایران هستند که توسط علیجانی (۱۳۸۱) مورد بررسی قرار گرفته است و نتایج حاصل از این تحقیق نیز، این موضوع را تصدیق می‌کند.

منابع

- حسامی‌rstmi، ر، افشار، ع، موسوی، ج، "مدل پیش‌بینی سیلاب با استفاده از سیستم استنباط فازی-عصبی تطبیقی و مقایسه آن با روش رگرسیون همراه با حل مثال موردی رودخانه کرخه"، مجموعه مقالات اولین کنفرانس سالانه مدیریت منابع آب ایران، تهران.
- خلیلی، نجمه، "۱۳۸۵، پیش‌بینی بارش با استفاده از شبکه‌های عصبی"، پایان نامه کارشناسی ارشد مهندسی آب، دانشگاه فردوسی مشهد، دانشکده کشاورزی.
- علیجانی، بهلول، "۱۳۸۱، اقلیم‌شناسی سینوپتیک"، انتشارات سمت.
- فاتحی مرج، حسن، "بررسی آشوب در سیستم‌های دینامیکی"، پایان نامه کارشناسی ارشد برق، دانشگاه فردوسی مشهد.
- کارآموز، محمد، "۱۳۸۴، پیش‌بینی درازمدت بارش با استفاده از سیگنال‌های هواشناسی"، پروژه شماره ۳۴۲ سازمان هواشناسی کشور.
- محمدی، ک. و میثاقی، ف. ۱۳۸۲. "شبکه‌های عصبی مصنوعی". انتشارات دانشگاه تربیت مدرس.
- مهدی زاده، م. ۱۳۸۳. "شبکه‌های عصبی مصنوعی و کاربرد آن در مهندسی عمران". انتشارات عبادی.

- Abraham, A., Sajith, N and Joseph, B, 2001. Will We Have a Wet Summer? Long-term Rain Forecasting Using Soft Computing Models, [Modelling and Simulation](#), Publication of the Society for Computer Simulation International, Prague, Czech Republic, pp. 1044-1048

- Alexandra p. Jacquin, Asaad Y. Shamseldin, 2006, "Development of rainfall-runoff models using takagi-sugeno fuzzy Inference System". *Journal of Hydrology*, vol. 329, pp.154-173.
- Cavazos, T., 2000, using self-organizing maps to investigate extreme climate event: an application to wintertime precipitation in the Balkans, *journal of Climate*, Vol. 13, and PP. 1718-1732.
- Choi, L. 1999. an application hydroinformatic tools for rainfall forecasting , Thesis (PhD). University of New South Wales (Australia), p. 752.
- Halid, H and Ridd, P, 2002," modeling inter-annual variation of a local rainfall data using a fuzzy logic technique, proceeding of international forum on climate prediction, James cook university, Australia. First Proof pages, pp: 166-170.
- Haltiner, G. J and Williams, R. T, 1980, "Numerical prediction and dynamic meteorology", 2nd Edition. New York, Wiley & Sons, pp. 447.
- Maria, C. Haroldo, F and Ferreira, N., 2005, Artificial neural network technique for rainfall forecasting applied to the São Paulo region, [Journal of Hydrology, Volume 301, Issues 1-4](#), PP.146-162.
- pongracz, R and Bartholy, J, 2006, "Regional Effects of ENSO in Central/Eastern Europe", *journal of advances in Geosciences*. vol 6, pp: 133-137.
- Vasquez, D., 2001, " The Association between enso and winter atmospheric circulation and temperature in the North Atlantic Region", *Journal of Climate*, Vole 14, pp. 3408-3420.

