



## اعتبار سنجی برآوردهای بارندگی روزانه شبکه *APHRODITE* و برآوردهای حاصل از درونیابی مکانی بارندگی در استان خوزستان

مژده جامعی<sup>۱</sup> - محمد موسوی بایگی<sup>۲</sup> - محمد بنایان اول<sup>۳</sup>

تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۲/۳۱

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۳/۳/۵

### چکیده

وجود داده‌های صحیح و قابل اطمینان بارندگی در مطالعات هیدرولوژی، مدیریت و برنامه‌ریزی منابع آب اهمیت زیادی دارد. در این مطالعه برای دستیابی به مناسب‌ترین روش برآورد بارندگی منطقه‌ای در استان خوزستان، داده‌های بارندگی روزانه برآوردهای حاصل از مناسب‌ترین روش درونیابی و داده‌های بارندگی روزانه موجود شبکه *APHRODITE* طی سال‌های ۲۰۰۷-۲۰۰۰ با مقادیر اندازه‌گیری شده در ۴۴ ایستگاه هواشناسی مقایسه شدند. مناسب‌ترین روش درونیابی بارندگی روزانه از ارزیابی چهار روش: وزنی عکس فاصله، کریجینگ عمومی، کوکریجینگ و رگرسیون کریجینگ تعیین گردید. در روش‌های کریجینگ برای تحلیل نیم‌تغییرنماها پنج مدل نیم‌تغییرنماهای کروی، نمایی، خطی، خطی دارای حد آستانه و گوسی بر داده‌های بارندگی برآرش داده شد. مقایسه داده‌های بارندگی روزانه *APHRODITE* با داده‌های ثبت شده ایستگاه‌ها نیز از روش نزدیک‌ترین همسایگی صورت گرفت. برای ارزیابی روش‌های مختلف از اعتبار سنجی متقاطع استفاده شده و تعیین دقیق‌ترین روش برآورد بارندگی روزانه براساس شاخص‌های ریشه میانگین مرباعات خطای اریب، خطای مطلق میانگین و تحلیل رگرسیونی انجام گردید. نتایج ارزیابی خطای روش‌های درونیابی نشان داد که روش رگرسیون کریجینگ دقت بالاتری در درونیابی داده‌های بارندگی روزانه استان خوزستان دارد. بنابراین روش‌های درونیابی متناسب بر روابط رگرسیونی که از چندین متغیر کمکی استفاده می‌کنند، دقت برآورد بارندگی را در منطقه بهمود می‌دهند. مقایسه شاخص‌های خطای و تحلیل رگرسیونی روش رگرسیون کریجینگ و شبکه *APHRODITE* بیانگر آن بود که دقت برآورد رگرسیون کریجینگ در بیشتر روزهای مورد بررسی بالاتر از *APHRODITE* است. بنابراین برای دستیابی به توزیع مکانی و برآورد منطقه‌ای بارندگی روزانه در استان خوزستان، استفاده از روش درونیابی رگرسیون کریجینگ دقیق‌تر از داده‌های برآوردهای *APHRODITE* می‌باشد.

**واژه‌های کلیدی:** بارندگی روزانه، رگرسیون کریجینگ، *APHRODITE*، خوزستان

### مقدمه

دیگر داده‌های بارندگی روزانه و ساعتی از ورودی‌های مهمن در مطالعات مدل سازی هیدرولوژیکی هستند. از آنجایی که اغلب الگوهای مکانی بارندگی در مقیاس‌های زمانی کوتاه مدت بسیار ناهمگن می‌باشند<sup>(۷)</sup>، بنابراین دستیابی به روشی مناسب جهت برآورد منطقه‌ای بارندگی روزانه در سطوح وسیع ضروری است. از مهمترین روش‌های برآورد منطقه‌ای بارندگی، روش‌های درونیابی می‌باشند که در این روش‌ها از مقادیر معلوم نمونه‌برداری شده، برای پیش‌بینی مقادیر مجهول در محل‌های نمونه‌برداری نشده استفاده می‌شود. انتخاب روش درونیابی به طبیعت متغیر و تغییرات آن بستگی دارد و برای حالات مختلف هیچگاه استفاده از یک روش به عنوان روش بهینه پیشنهاد نمی‌شود، چون یک روش خاص در شرایط مختلف

در بررسی پدیده‌های جوی بارندگی از مهمترین عناصر اقلیمی است که تغییرات مکانی و زمانی زیادی دارد. در بسیاری از مطالعات بیلان منابع آب، مدیریت و برنامه‌ریزی منابع آب، پیش‌بینی سیلاب و مطالعات اقلیمی وجود داده‌های مشاهداتی بارندگی و توزیع مکانی و زمانی آن در مناطق وسیع اهمیت بسزایی دارد. اما در بیشتر موارد شبکه ایستگاه‌های باران‌سنجد پراکنده بوده و داده‌های مشاهداتی

۱- دانشجوی دکتری و استاد هواشناسی کشاورزی، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد

۲- نویسنده مسئول: (Email: mozhdeh.jamei@gmail.com)

۳- دانشیار گروه زراعت و اصلاح نباتات، دانشکده کشاورزی، دانشگاه فردوسی مشهد

روش درون‌یابی  $ADW^3$  تهیه شده است (۲۱). مطالعات محدودی در زمینه کاربرد این پایگاه داده‌ها در ایران و جهان صورت گرفته است. بارانی‌زاده و همکاران (۱) جهت ارزیابی عملکرد الگوریتم *PERSIANN* در پایش بارندگی ایران، داده‌های بارندگی *APHRODITE* را به عنوان داده مرجع بکار برد. رضیئی و همکاران (۳) برای تعیین الگوهای روزانه گرددش جو زمستانه در ایران و خاورمیانه از داده‌های بارندگی *APHRODITE* استفاده کردند. نتیجه مطالعه ویو و همکاران (۱۷) برای شبیه‌سازی رواناب حوضه آبریزی در ویتنام نشان داد که داده‌های *APHRODITE* در مقیاس روزانه بهترین تطابق را با داده‌های ایستگاه‌ها دارند. رضیئی و همکاران (۱۴) رابطه بین انواع گرددش‌های جوی بزرگ مقیاس و رژیم‌های فصلی بارندگی روزانه در سراسر ایران را به کمک داده‌های *APHRODITE* ارزیابی کردند. راجیوان و بهاتا (۱۳) جهت بررسی کیفیت داده‌های شبکه بارندگی هند، آن‌ها را با داده‌های شبکه *APHRODITE* مقایسه نمودند.

استان خوزستان با هزاران هکتار اراضی حاصلخیز از قطب‌های مهم کشاورزی در ایران است که علیرغم گستردگی منابع آب در آن، همواره مشکل تامین آب کشاورزی بخصوص در شرایط خشکسالی در آن مطرح است. لذا جهت برنامه‌ریزی و مدیریت صحیح منابع آب در استان خوزستان و با توجه توبوگرافی منطقه و فقدان ایستگاه‌های هواشناسی مرتفع با آمار درازمدت، برای دسترسی به داده‌های بارندگی منطقه‌ای و درازمدت استفاده از پایگاه‌های داده بارندگی شبکه‌بندی شده جهانی موجود و یا استفاده از یک روش درون‌یابی مناسب ضروری است. بنابراین هدف این مطالعه دستیابی به مناسب‌ترین روش برآورد بارندگی منطقه‌ای در استان خوزستان از طریق مقایسه داده‌های بارندگی روزانه شبکه *APHRODITE* با داده‌های برآوردی حاصل از مناسب‌ترین روش درون‌یابی می‌باشد.

## مواد و روش‌ها

### محدوده مطالعاتی

استان خوزستان با مساحت ۶۴۷۴۶ کیلومترمربع، بین<sup>۱</sup> ۴۰° تا ۳۳° طول شرقی و<sup>۲</sup> ۵۷° و ۳۹° و<sup>۳</sup> ۳۳° عرض شمالی، در جنوب غربی ایران واقع است. محدوده ارتفاعی خوزستان از صفر در سواحل خلیج‌فارس تا ۳۷۱۲ متر در مناطق کوهستانی شمال شرق می‌باشد. این منطقه دارای اقلیم خشک و نیمه خشک بوده و دوره بارندگی آن معمولاً از مهرماه تا اردیبهشت ماه است. از نظر توبوگرافی خوزستان به دو بخش جلگه‌ای و کوهستانی تقسیم می‌شود.

دقت‌های متفاوتی دارد. مطالعات متعددی در زمینه برآورد بارندگی با استفاده از روش‌های درون‌یابی در ایران و جهان انجام شده است که نتایج متفاوتی داشته‌اند. نادی و همکاران (۴) روش رگرسیون کریجینگ را مناسب‌ترین روش درون‌یابی بارندگی ماهانه و سالانه در استان خوزستان معرفی کردند. میرموسوی و همکاران (۵) کریجینگ معمولی با مدل دایره‌ای را مناسب‌ترین روش درون‌یابی بارندگی سالانه در استان اصفهان معرفی کردند. واگنر و همکاران (۱۸) در بررسی روش‌های درون‌یابی بارندگی روزانه به این نتیجه رسیدند که روش‌های مبتنی بر معادله رگرسیون که از متغیرهای کمکی استفاده می‌کنند، بهترین نتایج را دارند. مطالعه دی پیزا و همکاران (۹) نیز بیانگر آن بود که روش‌های تک متغیره در درون‌یابی بارندگی خطای بیشتری داشته و رگرسیون کریجینگ بهترین روش برای داده‌های ماهانه و سالانه در سیسیل ایتالیا می‌باشد. رورون و هابرلند (۱۶) نشان دادند که در شبکه‌های باران‌سنجی وسیع استفاده از متغیرهای کمکی الگوهای مکانی بارندگی را بطور قابل ملاحظه بهبود می‌دهند. تورس و جاکوین (۱۵) برای درون‌یابی بارندگی ماهانه حوضه آبریزی در شیلی روش‌های کریجینگ را برای مناطق کوهستانی توصیه کردند. نتایج مطالعه فرانسیسکو (۱۰) در جنوب‌غرب اسپانیا حاکی از آن بود که الگوریتم‌های چندمتغیره نسبت به الگوریتم‌های ساده دارای خطای کمتری می‌باشند. ژانگ و سرینیوواسان (۲۰) روش کریجینگ با روند خارجی را مناسب‌ترین روش برآورد بارندگی روزانه در پائین دست روختانه زرد در چین معرفی کردند. کولیبایی و بیکر (۸) جهت درون‌یابی بارش سالانه در جنوب آفریقا، روش کریجینگ معمولی را توصیه نمودند.

از دیگر روش‌های دستیابی به بارندگی روزانه در مناطق وسیع، استفاده از پایگاه‌های داده بارندگی شبکه‌بندی شده موجود با پوشش منطقه‌ای و جهانی و در مقیاس زمانی روزانه و ساعتی است. در دهه‌های اخیر این پایگاه داده‌ها به دو صورت داده‌های مبتنی بر ماهواره و داده‌های مبتنی بر باران‌سنج‌ها در دسترس بوده‌اند (۱۷). اما تفاوت‌های زیادی در برآوردهای این پایگاه داده‌ها وجود دارد و بسیاری از آن‌ها مانند تولیدات ماهواره‌ای قدرت تفکیک مکانی مناسب و داده‌های طولانی مدت را ندارند (۱۱). در سال ۲۰۰۶ پروژه‌ای تحت عنوان<sup>۴</sup> *APHRODITE* توسط مرکز تحقیقات بشر و طبیعت و مرکز تحقیقات هواشناسی کشور ژاپن، به منظور ایجاد پایگاه داده‌های بارندگی روزانه شبکه‌بندی شده در سراسر قاره آسیا با قدرت تفکیک مکانی بالا و براساس مشاهدات باران‌سنج‌ها آغاز شد. این پایگاه داده که دوره آماری بیش از ۵۷ سال را پوشش می‌دهد با

۱ - Asian Precipitation -Highly Resolved Observational Data Integration Towards the Evaluation of Water Resources

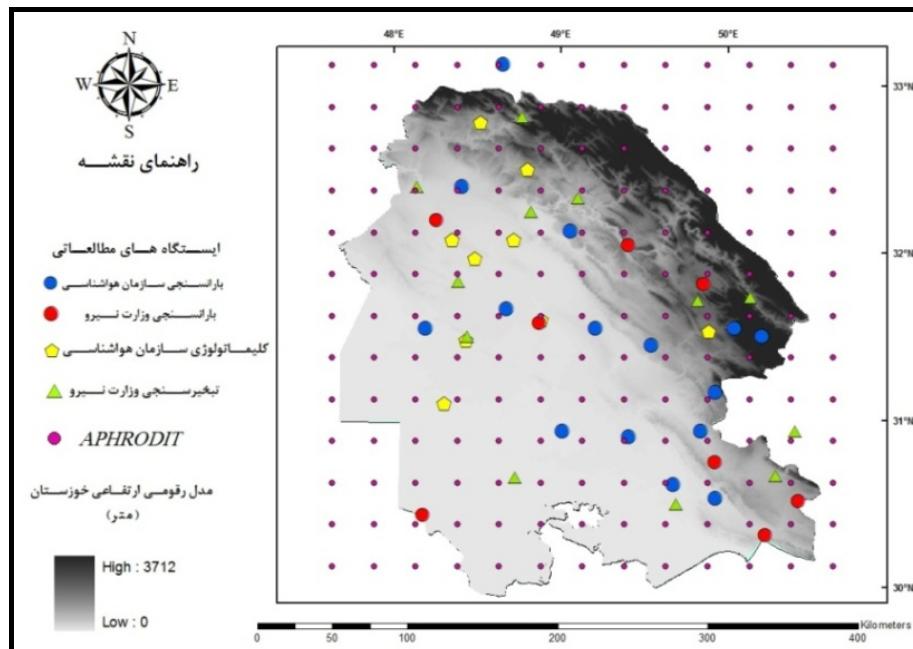
ایستگاه باران سنجی و ۹ ایستگاه کلیماتولوژی سازمان هواشناسی، ۸ ایستگاه باران سنجی و ۱۲ ایستگاه تبخیرسنجی وزارت نیرو (تشخیص داده شد برای هر سال مطالعاتی ۴ روزی که بارندگی در کل استان خوزستان رخ داده باشد انتخاب گردیده و در مجموع ۳۲ سری داده بارندگی روزانه در این مطالعه مورد بررسی قرار گرفتند که در جدول ۱ روزهای منتخب مشخص شده‌اند.

#### داده‌های مورد استفاده

با توجه به اینکه داده‌های بارندگی *APHRODIT* برای سال‌های ۱۹۵۱-۲۰۰۷ برآورد شده‌اند، لذا جهت انتخاب دوره‌ی آماری مشترک بین این داده‌ها و داده‌های ثبت شده در ایستگاه‌های هواشناسی، آمار همه ایستگاه‌های استان مورد بررسی قرار گرفتند. در نهایت دوره ۱۵ آماری ۸ ساله ۲۰۰۰ تا ۲۰۰۷ کامل‌ترین دوره در ۴۴ ایستگاه

جدول ۱- روزهای منتخب بارندگی در ایستگاه‌ها

روز	ماه	سال	روز	ماه	سال
۱۳	ژانویه	۲۰۰۴	۶	ژانویه	۲۰۰۰
۲	فوریه	۲۰۰۴	۱۴	فوریه	۲۰۰۰
۲۳	نومبر	۲۰۰۴	۵	نومبر	۲۰۰۰
۲۵	دسامبر	۲۰۰۴	۱۱	دسامبر	۲۰۰۰
۱۰	ژانویه	۲۰۰۵	۸	ژانویه	۲۰۰۱
۹	فوریه	۲۰۰۵	۱۵	فوریه	۲۰۰۱
۱۶	نومبر	۲۰۰۵	۱۰	مارس	۲۰۰۱
۲۵	دسامبر	۲۰۰۵	۸	دسامبر	۲۰۰۱
۲۷	ژانویه	۲۰۰۶	۷	ژانویه	۲۰۰۲
۹	فوریه	۲۰۰۶	۱۹	فوریه	۲۰۰۲
۱۳	نومبر	۲۰۰۶	۱۸	مارس	۲۰۰۲
۱۷	دسامبر	۲۰۰۶	۱	دسامبر	۲۰۰۲
۱۳	ژانویه	۲۰۰۷	۴	ژانویه	۲۰۰۳
۴	فوریه	۲۰۰۷	۱	فوریه	۲۰۰۳
۲۷	مارس	۲۰۰۷	۲۹	نومبر	۲۰۰۳
۸	دسامبر	۲۰۰۷	۲	دسامبر	۲۰۰۳



شکل ۱- پراکندگی ایستگاه‌های منتخب و موقعیت شبکه *APHRODITE* در استان خوزستان

در این رابطه  $Z^*$  مقدار نقطه مجھول،  $Z(x_i)$  مقدار مربوط به نقطه نام و  $n$  تعداد نقاط نمونه برداری شده است.

### کریجینگ عمومی

کریجینگ فرآیند تخمینی نالریب مبتنی بر میانگین متحرک وزن دار و با کمترین واریانس تخمین است. رابطه آن مانند روش IDW (رابطه ۱) بیان می شود اما تعیین وزن در آن بر اساس آنالیز نیم تغییرنما می باشد. نیم تغییرنما جهت تشریح پیوستگی مکانی متغیر بکار رفته و بدین معناست که نمونه های مجاور تا فاصله معینی به هم وابستگی دارند و فرض می شود که این وابستگی را می توان به صورت مدلی ریاضی ارائه کرد. لذا نیم تغییرنما کمیتی برداری بوده که درجه همبستگی مکانی و شباهت بین نقاط اندازه گیری شده را بر حسب مربع تفاضل مقدار دو نقطه و با توجه به جهت و فاصله آنها نشان می دهد.

نیم تغییرنما دارای سه مشخصه اثر قطعه ای (مؤلفه بی ساختار نیم تغییرنما ( $C_0$ )), آستانه (حداکثر مقدار نیم تغییرنما که مجموع بخش ساختاردار ( $C$ ) و بدون ساختار ( $C_0$ ) است) و دامنه تأثیر (فاصله ای که در آن نیم تغییرنما به حد ثابتی می رسد) است (۲). شرط استفاده از روش های خانواده کریجینگ آن است که داده ها از توزیع نرمال پیروی کنند. در این مطالعه بررسی نرمال بودن داده های بارندگی با استفاده از آماره اندرسون-دارلینگ در سطح اطمینان ۹۵٪ و نرم افزار Minitab16 صورت پذیرفت. برای تعیین نیم تغییرنما بھینه در همه روش های کریجینگ نیز پنج مدل: کروی، نمایی، خطی، خطی دارای حد آستانه و گوسی بر داده ها برازش شد و نیم تغییرنما بھینه بر اساس مقدار مجموع مربعات خطای کمتر، ضریب همبستگی بالاتر و نسبت بخش بی ساختاردار به کل تغییر پذیری کمتر از ۵٪ انتخاب می شود.

### روش کوکریجینگ

چنانچه از متغیر اصلی در منطقه بدلا لی به اندازه کافی داد نداشته باشیم اما داده های یک متغیر کمکی به تعداد زیاد در منطقه موجود باشد، می توان با استفاده از روش کوکریجینگ و بر اساس وجود همبستگی مکانی قوی و معنی دار بین متغیر اصلی و کمکی تخمین را اصلاح و دقت آن را بالا برد (۴). همچنین داده های متغیر کمکی باید مانند متغیر اصلی از توزیع نرمال تبعیت نموده و تغییرات همزمان متغیر اصلی و کمکی (نیم تغییرنما متقاطع<sup>۲</sup>) باید ساختاردار باشد. در مطالعه حاضر متغیر اصلی بارندگی روزانه و متغیر کمکی ارتفاع

داده های APHRODITE "داده های یکپارچه مشاهداتی بارندگی آسیا با قدرت تفکیک بالا به منظور ارزیابی منابع آب" به صورت سه مجموعه مجزا مناطق موسمی آسیا، خاور میانه و رویسیه را پوشش داده و با قدرت تفکیک مکانی  $0.25 \times 0.25$  و  $0.5 \times 0.5$  درجه و با مقیاس زمانی روزانه در پایگاه اینترنتی <http://www.chikyu.ac.jp/precip/index.html> موجود می باشد (۲۱). در این تحقیق داده های منطقه خاور میانه (APHRO\_ME) از آخرین محصول APHRODIT تحت عنوان V1101، با قدرت تفکیک مکانی  $0.25 \times 0.25$  و فرمت ".nc" از سایت NetCDF از مربوطه اخذ گردید.

با توجه به دوره آماری منتخب، فایل داده های سال های ۲۰۰۷-۲۰۰۰ از کل داده های (APHRO\_ME) انتخاب و فرمت داده ها از Excel تبدیل شد. سپس بر اساس طول و عرض جغرافیایی محدوده خوزستان، داده های بارندگی از کل منطقه خاور میانه استخراج شده و در نهایت داده های ۳۲ روز منتخب از ۳۶۵ روز سال انتخاب شدند. در شکل ۱ پراکندگی ایستگاه های هواشناسی منتخب و موقعیت شبکه APHRODIT در استان خوزستان ارائه شده است.

### درون یابی

در این مطالعه برای تعیین مناسب ترین روش درون یابی بارندگی روزانه چهار روش: وزنی عکس فاصله، کریجینگ عمومی، کوکریجینگ و رگرسیون کریجینگ مورد ارزیابی قرار گرفتند. برای اجرای درون یابی ها، از قابلیت نرم افزار های GS+ و "تحلیل گر زمین آمار"<sup>۱</sup> نرم افزار ArcGIS9.3 استفاده شد.

### روش وزنی عکس فاصله (IDW)

در این روش فرض بر این است که نقاطی که به هم نزدیکترند شباهت بیشتری نسبت به نقاطی که از هم دورترند دارا هستند. در روش IDW وزن ( $\lambda$ ) برابر عکس فاصله بین ایستگاه تا نقطه مورد بررسی به توان P است (رابطه ۱) و هرچه توان بزرگتر باشد اهمیت ایستگاه های نزدیک در برآورد بیشتر است و توانی که کمترین خطای داشته باشد، بعنوان توان بھینه انتخاب می شود (۲).

$$\lambda_i = \frac{1}{\frac{d_i^p}{\sum_{i=1}^n \frac{1}{d_i^p}}} Z^* = \sum_{i=1}^n \lambda_i Z(x_i) \quad (1)$$

ایستگاهها بدست آمد.

ایستگاه است.

### رگرسیون کریجینگ

این روش رمانی کاربرد دارد که داده‌ها در منطقه دارای روند باشند. شرط استفاده از رگرسیون کریجینگ آن است که یک یا چند متغیر کمکی مستقل به تعداد زیاد در منطقه موجود و بین متغیر وابسته و متغیرهای کمکی، همبستگی خوبی وجود داشته باشد. در این روش ابتدا باید روند موجود در داده‌ها با استفاده از رابطه رگرسیون خطی چندگانه بین متغیر اصلی و متغیرهای کمکی محاسبه و سپس با کم کردن آن از مقادیر متغیر اصلی جزء باقیمانده بدست می‌آید. سپس با باقیمانده‌ها را با روش کریجینگ عمومی درون‌یابی کرده و به لایه مقادیر برآورد شده از رابطه رگرسیونی اضافه می‌شود تا لایه مقادیر نهایی درون‌یابی بدست آید. معادله این روش به صورت زیر است :

$$\hat{f}(s_0) = \hat{\alpha} + \hat{\beta}_1 x + \hat{\beta}_2 y + \hat{\beta}_3 h + \sum_{i=1}^n w_i z^*(s_i) \quad (2)$$

در معادله فوق،  $\hat{\alpha}$ ،  $\hat{\beta}_1$ ،  $\hat{\beta}_2$ ،  $\hat{\beta}_3$  ضرایب معادله رگرسیونی و  $x$ ،  $y$  و  $h$  طول و عرض جغرافیایی و ارتفاع نقطه  $s_0$  می‌باشد و  $w_i$  وزن مربوط به خطای ایستگاه  $s_i$  است. همچنین  $\hat{f}(s_0)$  مقدار متغیر درون‌یابی شده نقطه  $s_0$  و  $(s_i)^*$  مقدار باقیمانده در ایستگاه  $s_i$  است.

### مقایسه داده‌های بارندگی *APHRODIT* با مقادیر ایستگاهها به روش نزدیکترین همسایگی

برای مقایسه داده‌های بارندگی روزانه برآورده *APHRODIT* با مقادیر بارندگی اندازه‌گیری شده در ایستگاه‌ها، از تکیک نزدیکترین همسایگی در محیط نرم‌افزاری *ArcGIS9.3* استفاده شد. داده‌های شبکه‌بندی شده بارندگی *APHRODIT* در یک شبکه منظم  $\times 0.25 \times 0.25$  برآورد شده‌اند و ایستگاه‌های مطالعاتی در اکثر موارد منطبق بر محل گره‌های شبکه نبوده و از آنها فاصله دارند. از سوی دیگر داده‌های *APHRODIT* با استفاده از روش درون‌یابی *ADW* برآورده شده‌اند و امکان درون‌یابی مجدد برای تغییر قدرت تفکیک مکانی و یا بدست آوردن لایه‌ای منطبق بر محل ایستگاهها وجود ندارد. لذا برای مقایسه داده‌های برآورده *APHRODIT* با داده‌های ثبت شده در ایستگاه‌ها، مقادیر بارندگی *APHRODIT* در روزهای مورد بررسی را به صورت لایه‌های اطلاعاتی محزا و داده‌های ایستگاهی را نیز بصورت لایه‌های نقطه‌ای وارد محیط نرم‌افزاری *ArcGIS9.3* گردید. آنگاه فاصله هر ۴۴ ایستگاه مطالعاتی تا نزدیکترین گره شبکه استخراج کرده و بدین ترتیب نزدیکترین گره به هر ایستگاه مشخص شد. سپس مقادیر بارندگی هر گره در مقابل مقدار بارندگی ثبت شده در نزدیکترین ایستگاه قرار گرفت. در نهایت با شاخص‌های ارزیابی خطای *APHRODIT* نسبت به داده‌های ثبت شده در

### نتایج و بحث

#### نتایج درون‌یابی‌ها

**روش وزنی عکس فاصله:** در این روش پس از اعتبارسنجی متقطع و محاسبه ریشه میانگین مربعات خطا مشخص شد که از بین توان‌های ۱ تا ۱۰، توان ۳ به عنوان توان بهینه برای درون‌یابی بارندگی روزانه در خوزستان می‌باشد. همچنین بررسی تاثیر نقاط همسایگی نیز نشان داد که تغییر تعداد نقاط همسایگی، تقریباً تأثیری بر روی دقت این روش ندارد.

#### روش کوکریجینگ

در این روش تحلیل روابط همبستگی بین متغیر اصلی بارندگی روزانه و متغیر کمکی ارتفاع، نشان داد که در بیشتر روزهای مطالعاتی

1 - Cross Validation

2 -Root Mean Square Error (RMSE)

3- Mean Bias Error (MBE)

4 - Mean Absolute Error(MAE)

بهینه داده بارندگی در روش کریجینگ و باقیماندهای روش رگرسیون کریجینگ در جدول ۳ و ۴ ارائه شده است. نتایج جدول ۳ بیانگر آن است که در روش کریجینگ فقط در ۲۳ روز از ۳۴ روز مورد بررسی، نسبت اثر قطعه‌ای به کل تغییرپذیری  $[C0/(C+C0)]$  کمتر از ۵٪ است و نقش مؤلفه ساختاردار بارندگی بیشتر از مؤلفه ساختار آن است. این امر بیانگر ساختار مکانی مناسب داده‌های بارندگی در این روزها و امکان استفاده از روش کریجینگ برای درون‌یابی داده‌ها در منطقه است. بر اساس نتایج جدول ۴ در روش رگرسیون کریجینگ فقط ۲۰ روز از ۲۸ سری داده باقیمانده بارندگی، ساختار مکانی مناسب دارند. همچنین مدل تئوری کروی در بیشتر موارد مدل نیم‌تغییرنامی بهینه باقیماندها است.

#### مقایسه نتایج روش‌های درون‌یابی

برای تعیین مناسب‌ترین روش درون‌یابی بارندگی روزانه در استان خوزستان چهار روش درون‌یابی مورد مقایسه قرار گرفتند. بدین ترتیب که ابتدا تکنیک اعتبارسنجی متقاطع بر کلیه روش‌های درون‌یابی مورد مطالعه اعمال گردید و سپس شخص‌های میانگین مربعات خطاء، میانگین خطای اربی و میانگین خطای مطلق هر روش محاسبه شدند که نتایج آن‌ها در جدول ۵ ارائه شده است. البته همانگونه که ذکر شد روش کوکریجینگ بدلیل عدم همبستگی بین متغیر بارندگی روزانه و ارتفاع، از محاسبات حذف گردید.

همبستگی قوی و معنی‌داری در سطح اطمینان ۹۵٪ بین دو متغیر وجود ندارد. بنابراین روش کوکریجینگ به طور کلی از ادامه محاسبات حذف گردید.

#### آزمون نرمال بودن داده‌ها

نتایج آزمون نرمال بودن داده‌های بارندگی روزانه در روش کریجینگ عمومی و داده‌های باقیماندهای در روش رگرسیون کریجینگ بیانگر این بود که در برخی موارد داده‌ها در سطح اطمینان ۹۵٪ از توزیع نرمال پیروی نمی‌کنند. لذا قبل از انجام درون‌یابی‌ها، نرمال‌سازی داده‌های غیرنرمال با استفاده از تبدیل ریشه دوم صورت پذیرفت.

#### تحلیل روابط رگرسیون خطی چندگانه در رگرسیون--

##### کریجینگ

نتایج روابط رگرسیون خطی چندگانه در سطح چندگانه در سطح ۹۵٪ بین متغیر وابسته بارندگی و متغیرهای مستقل طول جغرافیایی، عرض جغرافیایی و ارتفاع ایستگاه‌ها (جدول ۲) مشخص کرد که فقط در ۲۸ سری از داده‌ها همبستگی معنی‌داری بین متغیر وابسته و متغیرهای مستقل وجود دارد.

#### ارزیابی ساختار مکانی داده‌ها

نتایج تعیین نیم‌تغییرنامهای تجربی و مدل‌های نیم‌تغییرنامی

جدول ۲- روابط رگرسیون خطی چندگانه بین متغیر بارندگی و عرض جغرافیایی و ارتفاع ایستگاه

سال	ماه	روز	روابط رگرسیون خطی چندگانه	سال	ماه	روز	روابط رگرسیون خطی چندگانه
۲۰۰۰	ژانویه	۶	$6 = - 7223 + 1/44 X + 21/4 Y + 0/0644 Z$	۲۰۰۰	ژانویه	۶	$6 = - 7223 + 1/44 X + 21/4 Y + 0/0644 Z$
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	$45 = - 1492 + 15/1 X + 24/2 Y + 0/0168 Z$	۲۰۰۰	فوریه	۱۴	$45 = - 1492 + 15/1 X + 24/2 Y + 0/0168 Z$
۲۰۰۰	نوامبر	۵	$310 = - 284 + 4/83 X + 1/9 Y - 0/00036 Z$	۲۰۰۰	نوامبر	۵	$310 = - 284 + 4/83 X + 1/9 Y - 0/00036 Z$
۲۰۰۰	دسامبر	۱۱	$346 = - 1200 + 8/94 X + 25/3 Y - 0/0132 Z$	۲۰۰۰	دسامبر	۱۱	$346 = - 1200 + 8/94 X + 25/3 Y - 0/0132 Z$
۲۰۰۱	ژانویه	۸	$*8 = 239 - 2/59 X - 3/42 Y + 0/00083 Z$	۲۰۰۱	ژانویه	۸	$*8 = 239 - 2/59 X - 3/42 Y + 0/00083 Z$
۲۰۰۱	فوریه	۱۵	$46 = - 142 + 0/31 X + 4/2 Y - 0/00038 Z$	۲۰۰۱	فوریه	۱۵	$46 = - 142 + 0/31 X + 4/2 Y - 0/00038 Z$
۲۰۰۱	مارس	۱۰	$69 = - 357 + 3/33 X + 6/37 Y + 0/00443 Z$	۲۰۰۱	مارس	۱۰	$69 = - 357 + 3/33 X + 6/37 Y + 0/00443 Z$
۲۰۰۱	دسامبر	۸	$*342 = 49 + 3/22 X - 5/75 Y + 0/0064 Z$	۲۰۰۱	دسامبر	۸	$*342 = 49 + 3/22 X - 5/75 Y + 0/0064 Z$
۲۰۰۲	ژانویه	۷	$7 = - 1197 + 10/3 X + 22/7 Y + 0/0087 Z$	۲۰۰۲	ژانویه	۷	$7 = - 1197 + 10/3 X + 22/7 Y + 0/0087 Z$
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	$50 = - 284 + 1/64 X + 6/9 Y - 0/00162 Z$	۲۰۰۲	فوریه	۱۹	$50 = - 284 + 1/64 X + 6/9 Y - 0/00162 Z$
۲۰۰۲	مارس	۱۸	$77 = - 787 + 12/7 X + 5/95 Y - 0/0041 Z$	۲۰۰۲	مارس	۱۸	$77 = - 787 + 12/7 X + 5/95 Y - 0/0041 Z$
۲۰۰۲	دسامبر	۱	$*335 = - 357 + 4/03 X + 5/42 Y + 0/00096 Z$	۲۰۰۲	دسامبر	۱	$*335 = - 357 + 4/03 X + 5/42 Y + 0/00096 Z$
۲۰۰۳	ژانویه	۴	$4 = - 395 + 8/67 X - 0/37 Y - 0/0117 Z$	۲۰۰۳	ژانویه	۴	$4 = - 395 + 8/67 X - 0/37 Y - 0/0117 Z$
۲۰۰۳	فوریه	۴	$35 = - 236 + 2/36 X + 4/05 Y + 0/00835 Z$	۲۰۰۳	فوریه	۴	$35 = - 236 + 2/36 X + 4/05 Y + 0/00835 Z$
۲۰۰۳	نوامبر	۲۹	$333 = 206 - 5/15 X + 1/63 Y + 0/01785 Z$	۲۰۰۳	نوامبر	۲۹	$333 = 206 - 5/15 X + 1/63 Y + 0/01785 Z$
۲۰۰۳	دسامبر	۲	$336 = - 750 + 7/41 X + 12/6 Y + 0/00663 Z$	۲۰۰۳	دسامبر	۲	$336 = - 750 + 7/41 X + 12/6 Y + 0/00663 Z$

\*- رابطه معنی‌داری بین متغیر وابسته و متغیرهای مستقل وجود ندارد.

جدول ۳- مشخصات نیم تغییرنماهای بهینه برای داده‌های بارندگی روزانه در استان خوزستان- روش کریجینگ

سال	ماه	روز	مدل	اثر قطعه‌ای	آستانه	دامنه تأثیر (Km)	(C₀/(C₀+C))	ضریب همبستگی	مجموع مربعات خطای
۲۰۰۰	ژانویه	۶	نمایی	۵/۵	۰/۷	۱۰۱/۲	۰/۱	۱	۰/۵
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	کروی	۷/۳	۰	۱۰۵/۷	۰	۱	۰/۶
۲۰۰۰	نومبر	۵				بی ساختار			
۲۰۰۰	دسامبر	۱۱				بی ساختار			
۲۰۰۱	ژانویه	۸				بی ساختار			
۲۰۰۱	فوریه	۱۵				بی ساختار			
۲۰۰۱	مارس	۱۰				بی ساختار			
۲۰۰۱	دسامبر	۸	نمایی	۶	۰	۷۹/۹	۰	۰/۸	۴/۲
۲۰۰۲	ژانویه	۷	کروی	۱/۲	۱/۲	۱۱۹/۱	۰/۳	۰/۸	۰/۸
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	کروی	۰	۰	۶۰/۱	۰	۰/۹	۰/۲
۲۰۰۲	نومبر	۱۸	کروی	۳/۲	۰	۱۳۷/۹	۰	۰/۹	۰/۹
۲۰۰۲	دسامبر	۱	کروی	۳/۱	۰	۳۳/۶	۰	۰/۸	۱/۷
۲۰۰۳	ژانویه	۴	نمایی	۰/۱	۹۰/۵	۶۹/۷	۰	۰/۸	۱۲۸۲
۲۰۰۳	فوریه	۴				بی ساختار			
۲۰۰۳	نومبر	۲۹	کروی	۲/۸	۰	۴۰/۵	۰	۰/۸	۱/۳
۲۰۰۳	دسامبر	۲				بی ساختار			
۲۰۰۴	ژانویه	۱۳	نمایی	۱	۱۰۲۸	۵۳/۷	۰	۰/۹	۱۷۲۳
۲۰۰۴	فوریه	۲	کروی	۰	۷۶	۳/۵	۰/۳	۰/۹	۱/۴
۲۰۰۴	نومبر	۲۳	نمایی	۱	۳/۶	۴۵/۲	۰/۳	۰/۸	۰/۴
۲۰۰۴	دسامبر	۲۵	کروی	۰	۲۸/۵	۲۸/۵	۰	۰/۸	۳/۹
۲۰۰۵	ژانویه	۱۰				بی ساختار			
۲۰۰۵	فوریه	۹	کروی	۰	۳۹	۳۹	۰	۰/۹	۲/۳
۲۰۰۵	نومبر	۱۶	نمایی	۱/۶	۰	۵۷/۱	۰/۷	۰/۷	۰/۶
۲۰۰۵	دسامبر	۲۵	نمایی	۰	۱۱۹/۳	۴/۹	۰	۰/۹	۱/۸
۲۰۰۶	ژانویه	۲۷	نمایی	۱/۳	۱۱	۲۲۹/۴	۰/۱	۰/۸	۱۰
۲۰۰۶	فوریه	۹	کروی	۰	۱۳۷/۲	۷	۰	۰/۹	۵/۴
۲۰۰۶	نومبر	۱۳				بی ساختار			
۲۰۰۶	دسامبر	۱۷	نمایی	۳۲۱/۷	۵۸/۷	۷۸/۸	۰/۲	۰/۹	۵۲۳۲
۲۰۰۷	ژانویه	۱۳	کروی	۰/۹	۱/۴	۱۸۵/۹	۰/۲	۱	۰/۳
۲۰۰۷	فوریه	۴	کروی	۰	۴/۴	۳۶/۵	۰	۰/۹	۱/۱
۲۰۰۷	مارس	۲۷	کروی	۰	۵/۶	۵۷/۲	۰	۰/۹	۱/۷
۲۰۰۷	دسامبر	۸	نمایی	۰/۱	۳۱۴/۴	۹۴/۱	۰	۱	۱۵۸۸

نzedictor باشد روش درون‌بابی مورد نظر از دقت بالاتری برخوردار است. ارزیابی مقادیر این شاخص (جدول ۵) بیانگر آن که در روش رگرسیون کریجینگ اختلاف مقادیر بارندگی روزانه برآورده و مقادیر ثبت شده در ایستگاهها نسبت به روش‌های دیگر کمتر می‌باشد. بنابراین روش رگرسیون کریجینگ نسبت به روش‌های کریجینگ عمومی و وزنی عکس فاصله دارای خطای بسیار کمتری در برآورد بارندگی روزانه در استان خوزستان دارد.

مقایسه مقادیر شاخص‌های ریشه میانگین مربعات خطای و میانگین خطای مطلق (جدول ۵) در روزهای مورد مطالعه نشان می‌دهد که روش رگرسیون کریجینگ نسبت روش‌های کریجینگ عمومی و وزنی عکس فاصله دارای خطای بسیار کمتری در برآورد بارندگی روزانه می‌باشد.

شاخص میانگین خطای اریبی نشان دهنده متوسط اختلاف مقادیر برآورده و مشاهداتی است و هر چه این شاخص به صفر

جدول ۴- مشخصات نیم تغییرنماهای بهینه برای داده‌های باقیمانده بارندگی در ایستگاه‌ها- روش رگرسیون کریجینگ

سال	ماه	روز	مدل	اثر قطعه‌ای (C <sub>0</sub> )	آستانه (C <sub>0</sub> +C)	دامنه تأثیر (Km)	(C <sub>0</sub> /(C <sub>0</sub> +C))	ضریب همبستگی	مجموع مربعات خطای
۲۰۰۰	ژانویه	۶	کروی	۰/۱	۱۹۰/۶	۴۸/۱	.	۱	۱۳۴
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	کروی	۰/۱	۱۸۴/۳	۲۹/۵	.	۰/۷	۸۷۶۰
۲۰۰۰	نوامر	۵				بی ساختار			
۲۰۰۰	دسامبر	۱۱				بی ساختار			
۲۰۰۱	فوریه	۱۵				بی ساختار			
۲۰۰۱	مارس	۱۰				بی ساختار			
۲۰۰۲	ژانویه	۷	کروی	۰/۱	۲۳۵/۷	۲۱/۷	.	۰/۷	۲۰۷۷۷
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	نمایی	۰/۵	۲/۷	۱۵۳/۸	۰/۲	۱	.
۲۰۰۲	مارس	۱۸	کروی	۰/۱	۱۶۲/۱	۵۴/۷	۰/۲	۱	۲۱۴
۲۰۰۳	ژانویه	۴	کروی	۰/۱	۶۱/۵	۲۳/۴	.	۰/۸	۸۷۶
۲۰۰۳	فوریه					بی ساختار			
۲۰۰۳	نوامر	۲۹	کروی	۰/۰۰۱	۲/۶	۴۳/۹	.	۰/۹	۱/۱
۲۰۰۳	دسامبر	۲				بی ساختار			
۲۰۰۴	ژانویه	۱۳	کروی	۱	۸۳۳/۲	۳۳/۲	.	۰/۹	۸۴۲۳۱
۲۰۰۴	فوریه	۲	نمایی	۰/۱	۵۲/۹	۸۳/۵	.	۰/۷	۳۲۰
۲۰۰۴	نوامر	۲۳				بی ساختار			
۲۰۰۴	دسامبر	۲۵	کروی	۱	۴۴۳/۵	۳۳/۹	.	۰/۸	۲۸۸۵۴
۲۰۰۵	فوریه	۹	کروی	۰	۱/۶	۲۹/۳	۰/۸	۰/۵	.
۲۰۰۵	نوامر	۱۶	کروی	۰/۱	۵۴	۲۰/۲	.	۰/۶	۱۴۳۱
۲۰۰۵	دسامبر	۲۵	کروی	۰/۱	۲۶۴/۲	۳۴/۱	.	۰/۹	۲۲۹۲
۲۰۰۶	ژانویه	۲۷	کروی	۱	۶۱۵/۸	۲۰/۴	.	۰/۸	۶۷۱۰۱
۲۰۰۶	فوریه	۹	کروی	۰/۱	۱۶۹/۷	۲۲/۴	.	۰/۷	۹۳۵۳
۲۰۰۶	نوامر	۱۳				بی ساختار			
۲۰۰۶	دسامبر	۱۷	کروی	۰/۱۶	۳	۵۱/۳	۰/۹	۰/۵	.
۲۰۰۷	ژانویه	۱۳	کروی	۱۹	۷۶/۹	۷۵/۵	۰/۲	۰/۹	۲۲۵
۲۰۰۷	فوریه	۴	کروی	۱۷	۱۵۷/۳	۲۹/۸	۰/۱	۰/۹	۱۱۹۳
۲۰۰۷	مارس	۲۷	کروی	۱	۴۸۹/۴	۵۰/۳	.	.	۶۰۰۸
۲۰۰۷	دسامبر	۸	کروی	۰/۱	۱۷۴/۱	۲۸/۶	.	.	۵۰۹

یابی بارندگی روزانه در منطقه خوزستان تعیین گردید، بنابراین شاخص‌های ارزیابی خطای و تحلیل رگرسیونی روش کریجینگ رگرسیون با روش APHRODIT مقایسه شدند (جدول ۴). براساس نتایج جدول ۶ درصد از موارد مقادیر خطای اریب میانگین مربعات روش رگرسیون کریجینگ کمتر از خطای روش روش APHRODIT است. مقایسه میانگین خطای اریب دو روش نشان می‌دهد که در همه روزهای مورد بررسی روش رگرسیون کریجینگ با خطای کمتری بارندگی روزانه را در استان خوزستان برآورد می‌کند. بررسی مقادیر خطای مطلق میانگین نیز بیانگر دقت بالاتر روش رگرسیون کریجینگ نسبت به APHRODIT است زیرا در حدود ۸۵٪ از موارد خطای رگرسیون کریجینگ کمتر می‌باشد.

نتایج ارزیابی خطای روش نزدیکترین همسایگی برای مقایسه داده‌های APHRODIT با داده‌های ایستگاهی برای ارزیابی خطای روش نزدیکترین همسایگی که جهت مقایسه مقادیر بارندگی APHRODIT با داده‌های ایستگاهی بکار برده شده است، از تکنیک اعتبارسنجی متقاطع استفاده نموده و با محاسبه شاخص‌های ریشه میانگین مربعات خطای اریب، خطای مطلق میانگین و تحلیل رگرسیونی مقادیر خطای داده‌های مطلق APHRODIT نسبت به داده‌های ایستگاهها برآورد شدند که نتایج آن در جدول ۶ ارائه شده است.

مقایسه مقادیر بارندگی روزانه برآورده APHRODIT و رگرسیون کریجینگ

باتوجه به اینکه روش کریجینگ رگرسیون بهترین روش درون-

جدول ۵- مقادیر خطای شاخص‌های مختلف در روش‌های درون‌بابی بکارگرفته شده برای داده‌های بارندگی روزانه

سال	ماه	روز	وزنی عکس فاصله	RMSE		MBE		MAE		رگرسیون کریجینگ عمومی	رگرسیون کریجینگ عمومی
				کریجینگ عمومی	رگرسیون کریجینگ	وزنی عکس فاصله	کریجینگ عمومی	رگرسیون کریجینگ	وزنی عکس فاصله		
۲۰۰۰	ژانویه	۶	۱۲/۷۴	۱۲/۸۱	۱۳/۱۹	۲/۹	۲/۹۳	۰/۱۴	۹/۲	۹/۶	۹/۱
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	۲۸/۲۷	۲۸/۰۸	۱۲/۰۹	۱۹/۵۳	۱۹/۴۷	-۰/۲۸	۱۹/۸	۱۹/۸	۷/۹
۲۰۰۲	ژانویه	۷	۳۰/۷۴	۳۰/۸	۱۵/۹۸	۲۱/۷۱	۲۱/۸۱	۱/۳۸	۲۱/۸	۲۱/۹	۱۲/۱
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	۱۳/۵	۱۳/۲۳	۷/۲۹	۱۰/۵۲	۱۰/۳۷	۱/۴۴	۱۰/۸	۱۰/۶	۵/۳
۲۰۰۲	مارس	۱۸	۲۴/۴۵	۲۴/۳۸	۹/۱۹	۲۰/۰۹	۲۰/۱۱	-۰/۰۴	۲۰/۱	۲۰/۱	۶/۷
۲۰۰۳	ژانویه	۴	۷/۹۱	۸/۲۵	۷/۴۱	-۰/۷۶	-۰/۰۷	-۰/۱۴	۵/۷	۵/۹	۵/۶
۲۰۰۳	نوامبر	۲۹	۱۲/۱۹	۱۲/۲۱	۸/۰۶	۷/۱۶	۷/۱۶	-۰/۹۶	۷/۸	۷/۸	۴/۸
۲۰۰۴	ژانویه	۱۳	۲۹/۶۸	۲۹/۲۷	۲۹/۲	۲/۳	-۰/۳۸	-۰/۴۱	۲۳/۴	۲۳/۷	۲۴/۴
۲۰۰۴	فوریه	۲	۹/۴۵	۹/۳	۶/۶	۵/۷	۵/۸۵	-۰/۳۴	۶/۹	۶/۹	۴/۸
۲۰۰۴	دسامبر	۲۵	۳۰/۷۹	۳۱/۲۲	۲۱/۲۴	۲۱/۳۵	۲۱/۶۸	۱/۴۷	۲۳/۷	۲۴	۱۷/۶
۲۰۰۵	فوریه	۹	۱۱/۹۲	۱۱/۹۴	۱۰/۲۳	۵/۶۶	۵/۷۸	-۰/۷۸	۷/۳	۷/۳	۷
۲۰۰۵	نوامبر	۱۶	۸/۶۳	۸/۶۲	۸/۵	-۰/۷	-۰/۳۳	-۰/۲۵	۶/۶	۶/۸	۷/۲
۲۰۰۵	دسامبر	۲۵	۳۱/۷۸	۳۱/۸۶	۱۳/۶۵	۲۵/۴۶	۲۵/۵۱	-۰/۳۸	۲۵/۹	۲۶	۹/۸
۲۰۰۶	ژانویه	۲۷	۲۸/۰۳	۲۸/۱۹	۲۲/۲۵	۲۶/۶۲	۲۶/۵۸	-۰/۷۳	۲۷/۲	۲۷/۱	۱۶/۴
۲۰۰۶	فوریه	۹	۳۴/۹	۳۴/۷۹	۱۳/۲۵	۲۵/۷۱	۲۵/۸۲	-۰/۹۳	۲۵/۹	۲۶	۱۰/۲
۲۰۰۶	دسامبر	۱۷	۱۵/۱۵	۱۵/۲۹	۱۶/۱۱	-۱/۷۹	-۰/۴۴	۱/۷۸	۱۰/۸	۱۱/۱	۱۲/۹
۲۰۰۷	ژانویه	۱۳	۱۷/۱۸	۱۷/۱۷	۷/۷۴	۱۲/۴۷	۱۲/۴۸	-۰/۸۲	۱۳	۱۳	۶/۱
۲۰۰۷	فوریه	۴	۲۱/۷۷	۲۱/۸	۱۳/۱۲	۱۴/۸۳	۱۴/۷۹	-۰/۷۴	۱۶	۱۵/۹	۹/۵
۲۰۰۷	مارس	۲۷	۳۶/۲۸	۳۶/۳	۱۵/۴۸	۲۷/۵۸	۲۷/۸۱	-۰/۷۵	۲۸/۴	۲۸/۵	۱۰/۹
۲۰۰۷	دسامبر	۸	۱۲/۶۳	۱۳/۴۱	۱۳/۲۳	-۱/۴۵	-۰/۳۹	-۰/۰۷	۱۰/۳	۱۰	۱۰/۵

جدول ۶- مقایسه میانگین مربعات خطای روش‌های رگرسیون کریجینگ و APHRODIT در برآورد داده‌های بارندگی روزانه

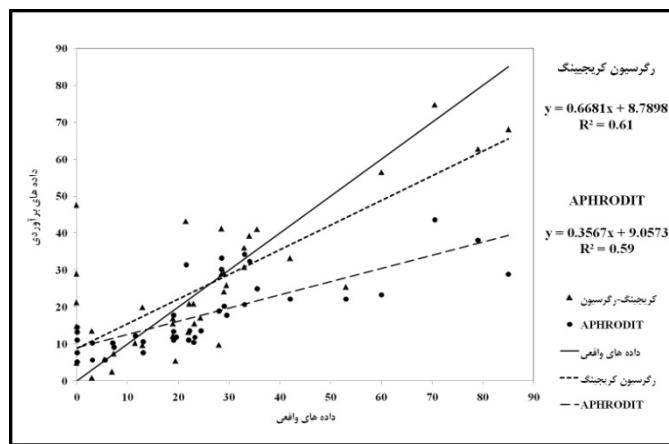
سال	ماه	روز	RMSE		MBE		MAE		APHRODIT	رگرسیون کریجینگ	APHRODIT
			APHRODIT	رگرسیون کریجینگ	APHRODIT	رگرسیون کریجینگ	APHRODIT	رگرسیون کریجینگ			
۲۰۰۰	ژانویه	۶	۱۳/۲	۱۵/۸	-۰/۱۴	۶/۶۱	۹/۱	۱۰/۸			
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	۱۲/۱	۱۵/۹	-۰/۲۸	۹/۳	۷/۹	۱۰/۱			
۲۰۰۲	ژانویه	۷	۱۶	۱۴/۶	۱/۳۸	۲/۱	۱۲/۱	۱۰/۲			
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	۷/۳	۶/۲	۱/۴۴	۱/۸۲	۵/۳	۴/۵			
۲۰۰۲	مارس	۱۸	۹/۲	۱۴/۶	-۰/۰۴	۱۱/۳۱	۶/۷	۱۱/۹			
۲۰۰۳	ژانویه	۴	۷/۴	۷/۵	-۰/۱۴	۲/۴۶	۵/۶	۶/۱			
۲۰۰۳	نوامبر	۲۹	۸/۱	۹/۲	-۰/۹۶	۲/۲۴	۴/۸	۵/۶			
۲۰۰۴	ژانویه	۱۳	۲۹/۳	۳۲/۵	-۰/۴۱	۱۹/۵۲	۲۴/۴	۲۵/۳			
۲۰۰۴	فوریه	۲	۶/۶	۷/۴	-۰/۳۴	۲/۶۳	۴/۸	۶			
۲۰۰۴	دسامبر	۲۵	۲۱/۲	۲۲/۸	۱/۴۷	۱۳/۷۹	۱۷/۶	۱۷/۷			
۲۰۰۵	فوریه	۹	۱۰/۲	۱۱/۳	-۰/۷۸	۴/۹۸	۷	۷/۱			
۲۰۰۵	نوامبر	۱۶	۸/۶	۱۱/۷	-۰/۲۵	۸/۴	۷/۲	۹/۹			
۲۰۰۵	دسامبر	۲۵	۱۳/۶	۱۴/۴	-۰/۳۸	۶/۲۲	۹/۸	۱۱/۳			
۲۰۰۶	ژانویه	۲۷	۲۲/۴	۲۱	-۰/۷۳	۴/۴۴	۱۶/۴	۱۵/۶			
۲۰۰۶	فوریه	۹	۱۳/۲	۱۸/۴	-۰/۹۳	۷/۹۲	۱۰/۲	۱۲/۸			
۲۰۰۶	دسامبر	۱۷	۱۶/۱	۲۶/۶	۱/۷۸	۲۱/۶۲	۱۲/۹	۲۴/۳			
۲۰۰۷	ژانویه	۱۳	۷/۷	۱۱/۳	-۰/۸۲	۳/۸۴	۶/۱	۷/۷			
۲۰۰۷	فوریه	۴	۱۳/۱	۱۹/۵	-۰/۷۴	۱۲/۲۱	۹/۵	۱۴/۲			
۲۰۰۷	مارس	۲۷	۱۵/۵	۲۲/۸	-۰/۷۵	۸/۱۲	۱۰/۹	۱۷/۳			
۲۰۰۷	دسامبر	۸	۱۳/۲	۱۲/۷	-۰/۰۷	-۱/۷۸	۱۰/۵	۹/۶			

مقادیر شبیه خط رگرسیون روش رگرسیون-کریجینگ نسبت به *APHRODIT* در اکثر روزها به یک نزدیکتر می‌باشد. در شکل‌های ۲ و ۳ تحلیل رگرسیونی روش‌های رگرسیون کریجینگ و *APHRODIT* در برآورد بارندگی روزانه نسبت به خط ۱:۱ برای دو روز نمونه ارائه شده است.

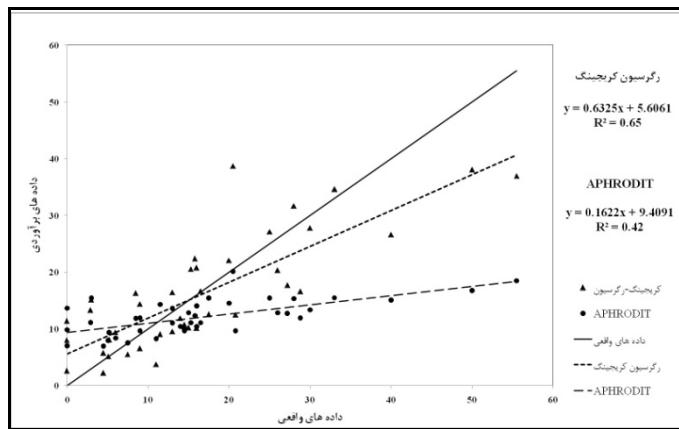
در تحلیل رگرسیونی، بین داده‌های بارندگی روزانه ثبت شده در ایستگاه‌ها و داده‌های برآوردهای دو روش رگرسیون کریجینگ و *APHRODIT* رابطه رگرسیونی خطی ساده برقرار کرده و معادله روزهای مطالعاتی با خط ۱:۱ مقایسه گردید. نتایج تحلیل رگرسیونی (جدول ۷) نشان می‌دهد که در بیشتر روزها ضریب همبستگی روش رگرسیون-کریجینگ نسبت به *APHRODIT* بیشتر است. همچنین

جدول ۷- نتایج تحلیل رگرسیونی روش‌های رگرسیون-کریجینگ و *APHRODIT* در برآورد بارندگی روزانه

سال	ماه	روز	ضریب همبستگی		عرض از مبدأ (a)		شبیه (b)	
			رگرسیون کریجینگ	<i>APHRODIT</i>	رگرسیون کریجینگ	<i>APHRODIT</i>	رگرسیون کریجینگ	<i>APHRODIT</i>
۲۰۰۰	ژانویه	۶	۰/۶۲	۰/۵۹	۶/۷۹	۸/۱۸	۰/۷۱	۰/۳۷
۲۰۰۰	فوریه	۱۴	۰/۶۹	۰/۷۵	۴/۷۲	۲/۶۷	۰/۸	۰/۴۹
۲۰۰۲	ژانویه	۷	۰/۵۱	۰/۵۹	۱۰/۶۱	۱۱/۱۴	۰/۵۵	۰/۵
۲۰۰۲	فوریه	۱۹	۰/۴	۰/۵۹	۶/۶۴	۴/۸	۰/۴	۰/۵۱
۲۰۰۲	مارس	۱۸	۰/۶۱	۰/۶۳	۱۰/۲۸	۰/۹۲	۰/۵۹	۰/۵۱
۲۰۰۳	ژانویه	۴	۰/۳۷	۰/۲۶	۹/۹۵	۸/۰۹	۰/۳۸	۰/۳
۲۰۰۳	نوامبر	۲۹	۰/۴	۰/۲۲	۵/۰۲	۵/۰۵	۰/۳۸	۰/۲۵
۲۰۰۴	ژانویه	۱۳	۰/۲	۰/۲۸	۳۶/۷۱	۲۰/۱۶	۰/۳۳	۰/۳
۲۰۰۴	فوریه	۲	۰/۳۵	۰/۲۱	۴/۸۴	۳/۸۷	۰/۴۶	۰/۲۱
۲۰۰۴	دسامبر	۲۵	۰/۲۱	۰/۳۶	۱۵/۹۶	۲/۲۵	۰/۳۱	۰/۳۸
۲۰۰۵	فوریه	۹	۰/۰۶	۰/۰۲	۵/۲۱	۲/۴۶	۰/۱۶	۰/۰۳
۲۰۰۵	نوامبر	۱۶	۰/۴۲	۰/۴۶	۱۰/۰۱	۳/۱۹	۰/۵۴	۰/۴۶
۲۰۰۵	دسامبر	۲۵	۰/۵۵	۰/۲	۱۰/۹۴	۱۳/۸۲	۰/۶۳	۰/۳۴
۲۰۰۶	ژانویه	۲۷	۰/۴	۰/۵	۱۷/۷۲	۱۴/۴۵	۰/۴۵	۰/۴۲
۲۰۰۶	فوریه	۹	۰/۷۲	۰/۵۵	۶/۸۷	۷/۹۲	۰/۷۵	۰/۴۸
۲۰۰۶	دسامبر	۱۷	۰/۱۷	۰/۰۲	۲۴/۴۸	۱۴/۰۸	۰/۳	۰/۰۴
۲۰۰۷	ژانویه	۱۳	۰/۶۵	۰/۴۲	۵/۶۱	۹/۴۱	۰/۶۳	۰/۱۶
۲۰۰۷	فوریه	۴	۰/۳۸	۰/۲۴	۱۱/۴۶	۴/۸	۰/۳۶	۰/۰۶
۲۰۰۷	مارس	۲۷	۰/۶۱	۰/۲	۱۴/۶۸	۱۸/۷۴	۰/۶	۰/۱۸
۲۰۰۷	دسامبر	۸	۰/۳۵	۰/۳۲	۱۲	۱۷/۱۸	۰/۴۵	۰/۳۱



شکل ۲- تحلیل رگرسیونی روش‌های رگرسیون کریجینگ و *APHRODIT* در برآورد بارندگی روز ۶ ژانویه ۲۰۰۰



شکل ۳- تحلیل رگرسیونی روش‌های رگرسیون کریجینگ و APHRODIT در برآورد بارندگی روز ۱۳ ژانویه ۲۰۰۷

مقایسه تحلیلی بهترین روش درویابی بارندگی روزانه و روش شبکه APHRODIT بیانگر آن بود که براساس مقادیر خطای ریشه میانگین مربعات و خطای مطلق میانگین دقت روش رگرسیون کریجینگ در بیشتر روزهای مورد بررسی از روش APHRODIT بالاتر است. همچنین مقایسه میانگین خطای اریب دو روش نشان داد که در همه روزهای مورد مطالعه روش رگرسیون کریجینگ با خطا کمتری بارندگی روزانه را در استان خوزستان برآورد می‌کند. نتایج تحلیل رگرسیونی روش‌های رگرسیون کریجینگ و APHRODIT نیز مشخص کرد که در بیشتر روزها ضریب همبستگی بین مقادیر واقعی و برآوردهی روش رگرسیون کریجینگ بیشتر است. بنابراین با توجه به نتایج بدست آمده از این تحقیق برای دستیابی به توزیع مکانی و داده‌های برآوردهی بارندگی روزانه در سطح منطقه‌ای، روش درون‌یابی رگرسیون کریجینگ مناسب‌تر و دقیق‌تر از داده‌های برآوردهی بارندگی روزانه شبکه APHRODIT در استان خوزستان است. پیشنهاد می‌گردد به منظور اعتبارسنجی و استفاده کاربردی از داده‌های شبکه APHRODIT در دیگر مناطق کشور، علاوه بر مقایسه مقادیر این شبکه با داده‌های زمینی، مقایسه‌ای نیز با داده‌های بارندگی مبتنی بر سنجش از دور صورت پذیرد.

### سپاسگزاری

نگارندگان از دفتر تحقیقات شبکه‌های آبیاری و زهکشی سازمان آب و برق خوزستان به دلیل حمایتهای مالی و سازمان هواشناسی کشور به دلیل در اختیار قرار دادن داده‌های هواشناسی تشکر می‌نمایند.

### نتیجه‌گیری

در این مطالعه چهار روش درون‌یابی: وزنی عکس فاصله، کریجینگ عمومی، کوکریجینگ و رگرسیون کریجینگ جهت تعیین مناسب‌ترین روش برآورد بارندگی روزانه در استان خوزستان با استفاده از داده‌های ۴۴ ایستگاه در ۳۲ روز مورد بررسی با یکدیگر مقایسه شدند. نتایج ارزیابی شاخص‌های خطا در روش‌های درون‌یابی نشان داد که روش رگرسیون کریجینگ نسبت به کریجینگ عمومی و روش وزنی عکس فاصله دقت بالاتری در برآورد بارندگی روزانه دارد. بنابراین مشخص گردید که روش‌های درون‌یابی مبتنی بر روابط رگرسیونی که از چندین متغیر کمکی استفاده می‌کنند، دقت برآورد بارندگی را در منطقه افزایش می‌دهند. البته مطالعات انجام شده در مناطق مختلف جهان در سال‌های اخیر نیز موید آبریزی در می‌باشد. مانند مطالعه واگنر و همکاران (۱۸) در حوضه آبریزی در هند که مشخص نمود روش‌های درون‌یابی رگرسیونی در برآورد بارندگی روزانه نتایج بهتری نسبت روش‌های تک متغیره دارند. تحقیق دی‌پیزا و همکاران (۹) در سیسیل ایتالیا نیز نشان داد که برای تکمیل سری زمانی داده‌های ماهانه بارندگی روش‌های تک متغیره بدون در نظر گرفتن متغیر کمکی ارتفاع خطای زیادی در برآورد دارند ولی استفاده از ارتفاع در محاسبات سبب کاهش خطاهای می‌گردد. همچنین مطالعه‌ی ورون و هاپلند (۱۶) در شمال آلمان نیز بیانگر آن است که درون‌یابی مکانی بارندگی ساعتی با روش کریجینگ با روند خارجی و ترکیب متغیرهای کمکی مختلف، الگوهای مکانی بارندگی را در منطقه بطور قابل ملاحظه بهبود می‌دهند.

## منابع

- بارانی زاده الف، بهیار م.ب، جوانمرد س. و عابدینی ی.ع. ۱۳۹۰. صحت سنجی برآوردهای بارندگی الگوریتم ماهواره‌ای با داده‌های بارش زمینی شبکه‌بندی شده *PERSIANN* در ایران. مجموعه مقالات کنفرانس فیزیک ایران. ۲۶۱۸-۲۶۱۵.
- حسنی پاک ع.الف. ۱۳۸۶. زمین آمار(ژئواستاتیستیک)، انتشارات دانشگاه تهران.
- رضیئی ط، عزیزی ق، محمدی ح، خوش اخلاق ف. ۱۳۸۹. الگوهای روزانه گردش جو زمانه تراز ۵۰۰ هكتوپاسکال بر روی ایران و خاورمیانه. مجله پژوهش‌های جغرافیای طبیعی ۷۴: ۳۴-۱۷.
- مدنی ح. ۱۳۷۳. مبانی زمین‌آمار، دانشگاه صنعتی امیرکبیر- واحد تفرش.
- میرموسوی ح، مزیدی الف. و خسروی ی. ۱۳۸۹. تعیین بهترین روش زمین آمار جهت تخمین توزیع بارندگی با استفاده از GIS (مطالعه موردی: استان اصفهان)، فصلنامه فضای جغرافیایی ۱۰(۳۰): ۱۲۰-۱۰۵.
- نادی م، جامعی م. و بذرافشان م.ج. ۱۳۹۱. ارزیابی روش‌های مختلف درون‌یابی داده‌های بارندگی ماهانه و سالانه(مطالعه موردی: استان خوزستان). مجله پژوهش‌های جغرافیای طبیعی ۴۴(۴): ۱۳۰-۱۱۷.
- 7- Beven K.J. 2001. Rainfall-runoff Modelling: The Primer. John Wiley and Sons Ltd., Chichester.
- 8- Coulibaly M. and Becker S. 2007. Spatial Interpolation of Annual Precipitation in South Africa -Comparison and Evaluation of Methods. Journal of International Water Resources Association, 32(3): 494-502.
- 9- Di Piazza A., Lo Conti F., Noto L.V., Viola F. and Loggia G.La. 2011. Comparative analysis of different techniques for spatial interpolation of rainfall data to create a serially complete monthly time series of precipitation for Sicily, Italy, International Journal of Applied Earth Observation and Geoinformation, 13 : 396-408.
- 10- Francisco J.M. 2010. Comparison of different geostatistical approaches to map climate variables: application to precipitation. International Jornal of Climatology, 30: 620-631.
- 11- Kamiguchi K., Arakawa O., Kitoh A., Yatagai A., Hamada A. and Yasutomi N. 2010. Development of APHRO\_JP, the first Japanese high-resolution daily precipitation product for more than 100 years. Hydrological Research Letters, 4:60-64.
- 12- Odeh I.O.A., McBratney A.B. and Chittleborough D.J. 1995. Further results on prediction of soil properties from train attributes: heterotopic Cokriging and regression-kriging. Geoderma 673: 215-226.
- 13- Rajeevan M. and Bhate J. 2009. A high resolution daily gridded rainfall dataset (1971-2005) for meso-scale meteorological studies. Curr. Sci, 96:558-562.
- 14- Raziei T., Mofidi A., Santos J. and Bordi I. 2011. Spatial patterns and regimes of daily precipitation in Iran in relation to large-scale atmospheric circulation. International Journal of Climatology. International Journal of Climatology, 32(8), 1226-1237.
- 15- Torres M.P.J. and Jacquin A.P. 2011. Geostatistical interpolation of precipitation data over an Andean catchment in Central Chile. Geophysical Research Abstracts, 13:EGU2011-3829-1.
- 16- Verworn A. and Haberlandt U. 2011. Spatial interpolation of hourly rainfall – effect of additional information, variogram inference and storm properties. Hydrology and Earth System Sciences, 15:569-584.
- 17- Vu M.T., Raghavan S.V. and Lioung S.Y. 2012. SWAT use of gridded observations for simulating runoff – a Vietnam river basin study. Hydrology and Earth System Sciences, 16: 2801-2811.
- 18- Wagner P.D., Fiener P., Wilken F., Kumar Sh. and Schneider K. 2012. Comparison and evaluation of spatial interpolation schemes for daily rainfall in data scarce regions. Journal of Hydrology, 464-465 (2012): 388-400.
- 19- Wilks D.S. 2006. Statistical Methods in the Atmospheric Sciences, Second Edition, Academic Press is an imprint of Elsevier, Cornell University, USA.
- 20- Zhang X. and Srinivasan R. 2009. GIS-Based Spatial Precipitation Estimation: A Comparison of Geostatistical Approaches. Journal of the American Water Resources Association, 45(4) :894-906.
- 21- Yatagai A., Kamiguchi K., Arakawa O., Hamada A., Yasutomi N. and Kitoh A. 2012. APHRODITE: Constructing a Long-Term Daily Gridded Precipitation Dataset for Asia Based on a Dense Network of Rain Gauges. Bulltion of American Meteorological Society, 9: 1401-1415.



## Validation of Grid APHRODIT Daily Precipitation Estimates and Estimates Derived from Spatial Interpolation of Precipitation in the Khuzestan Province

M. Jamei<sup>1\*</sup>- M. Mousavi Baygi<sup>2</sup> -M. Bannayan Awal<sup>3</sup>

Received:21-05-2013

Accepted:26-03-2014

### Abstract

Accurate and reliable precipitation data is very important for hydrological studies, water resources management and planning. In this study, to obtain the most appropriate method for estimating regional precipitation in Khuzestan province, the estimated daily precipitation data from the optimal interpolation method and APHRODIT daily grid precipitation data were compared with measured data from 44 meteorological stations during the 2000-2007 years. Four interpolation methods i.e. Inverse Distance Weighted, Ordinary Kriging, Cokriging, and Regression Kriging were assessed to determine the most appropriate interpolation method for daily precipitation. For the variography analysis in Kriging models, five variogram models including spherical, exponential, linear, linear to sill and Gaussian were fitted on the precipitation data. Near neighbor method was used to compare APHRODIT daily precipitation data with measured data in stations. Cross validation was used to evaluate different methods and the most appropriate method was determined based on Root Mean Square Error, Mean Bias Error, Mean Absolute Error indices and regression analysis. The results from evaluation of errors in interpolation methods showed that the regression Kriging method has the highest accurate to interpolation of daily precipitation data in Khuzestan province. Therefore, regression-based interpolation methods which using covariates would be improved precipitation evaluate accurate in the area. The Comparison of error indices and regression analysis of regression Kriging method and APHRODITE grid indicated that Estimation accuracy of regression Kriging is higher than the APHRODITE in the most days. Therefore to obtain the spatial distribution and estimate of regional daily precipitation in Khuzestan Province, Regression Kriging interpolation method is more accurate than estimate data of APHRODITE.

**Keywords:** Daily Precipitation, Regression Kriging, APHRODITE, Khuzestan

1,2- PhD student and Professor of Agrometeorology, Faculty of Agriculture, Ferdowsi University of Mashhad  
(\* Corresponding Author Email: Mozhdeh.jamei@gmail.com)

2 - of Meteorology, Ferdowsi University of Mashhad

3 - Associate Professor of Agronomy and Plant Breeding Department, Faculty of Agriculture, Ferdowsi University of Mashhad