



دانشگاه کشاورزی و منابع طبیعی گیلان

نشریه پژوهش‌های حفاظت آب و خاک

جلد بیست و چهارم، شماره چهارم، ۱۳۹۶

<http://jwsc.gau.ac.ir>

ارزیابی دقت و اصلاح شبکه بارش روزانه آفرویدیت در استان گلستان

* مهدی نادى^۱ و هانیه بازيارپور^۲

^۱ استادیار گروه مهندسی آب، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری،

^۲ دانشجوی کارشناسی ارشد گروه مهندسی آب، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری

تاریخ دریافت: ۹۵/۱۱/۲۷؛ تاریخ پذیرش: ۹۶/۷/۲

چکیده

سابقه و هدف: برآورد بارش در مناطق فاقد آمار هواشناسی اهمیتی حیاتی در مطالعات هیدرولوژی و هواشناسی دارد. این مسأله در کشور ما که فاقد شبکه متراکم ثبت بارش به‌ویژه در مناطق مرتفع می‌باشد، اهمیت بیش‌تری پیدا می‌کند. شبکه متراکم بارش آفرویدیت، داده‌های روزانه بارش را در گره‌های ۰/۲۵×۰/۲۵ درجه در محدوده ایران اختیار قرار می‌گذارد اما قبل از استفاده از آن صحت شبکه و عدم قطعیت آن باید بررسی گردد. در مورد این پایگاه داده در ایران و جهان مطالعات محدودی صورت گرفته است. این پژوهش با هدف بررسی دقت و صحت داده‌های بارش شبکه آفرویدیت در استان گلستان در مقیاس‌های مختلف زمانی روزانه، ماهانه و سالانه انجام شد. همچنین دقت این شبکه با روش‌های معمول درون‌یابی مقایسه و داده‌های آن برای کاربردی نمودن هرچه بیشتر اصلاح شد.

مواد و روش‌ها: در این پژوهش از داده‌های ۲۴ ایستگاه هواشناسی شامل ۵ ایستگاه هم‌دیدی و ۱۹ ایستگاه باران‌سنجی به‌منظور ارزیابی شبکه آفرویدیت استفاده شد. نقاط شبکه بر مبنای نزدیک‌ترین نقطه به ایستگاه‌های هواشناسی انتخاب شدند و آنالیز داده‌ها در ۳ مقیاس روزانه، ماهانه و سالانه انجام شد. پس از بررسی و ارزیابی دقت داده‌های شبکه، به‌منظور اصلاح خطای داده‌های بارش ماهانه و سالانه شبکه، از ضریب اصلاحی نسبت میانگین‌ها استفاده شد. سپس دقت داده‌های اصلاح‌شده این شبکه با دو روش معمول درون‌یابی کریجینگ عمومی و وزنی عکس فاصله مقایسه شد. برای ارزیابی این روش‌ها تکنیک اعتبارسنجی ارزیابی متقاطع به‌کار گرفته شد و با محاسبه آماره‌های خطا، روش‌های مختلف با یکدیگر مقایسه شدند.

یافته‌ها: نتایج حاصل از به‌کارگیری شاخص خطای اریبی جهت ارزیابی خطا در هر ۳ مقیاس روزانه، ماهانه و سالانه نشان داد که در همه مقیاس‌های مورد بررسی داده‌های آفرویدیت علی‌رغم همبستگی بسیار خوب با داده‌های ایستگاهی، دارای خطای کم‌برآوردی زیادی هستند که این خطا در نقاط پربارش بیش‌تر است. ضرایب به‌دست آمده برای اصلاح داده‌های ماهانه و سالانه شبکه بین ۱/۲ در ماه‌های سرد تا ۱/۸ در ماه‌های گرم تغییر می‌کند. بررسی خطای شبکه اصلاح‌شده در ماه‌های مختلف نشان داد علاوه بر رفع مشکل کم‌برآوردی، میانگین خطا نیز به مقدار زیادی کاهش یافته است، همچنین در مورد بارش سالانه، جذر میانگین مربعات خطا از ۲۴۷ به ۱۹۴ میلی‌متر تقلیل

* مسئول مکاتبه: mehdi.nadi@gmail.com

یافته است. با توجه به این که برای اصلاح داده‌های شبکه تنها یک عدد ثابت (ضریب اصلاحی) در داده‌ها ضرب شد، بنابراین ضرایب همبستگی بدون تغییر باقی ماند. مقایسه داده‌های اصلاح شده با روش‌های درون‌یابی در همه ماه‌های مورد بررسی نشان داد که شبکه اصلاح شده از هر دو روش درون‌یابی کارآمدتر است. بررسی ضرایب همبستگی داده‌های واقعی و برآوردی نشان داد که همبستگی شبکه اصلاح شده با داده‌های واقعی در همه ماه‌ها مثبت است اما در روش‌های وزنی عکس فاصله و کریجینگ عمومی در برخی موارد ضریب همبستگی منفی به دست آمد که نشان می‌دهد شبکه اصلاح شده علاوه بر خطای کم‌تر در تشخیص درست نقاط کم‌بارش و پربارش منطقه نسبت به روش‌های درون‌یابی کارآمدتر است.

نتیجه‌گیری: نتایج این پژوهش نشان می‌دهد که شبکه متراکم آفرودیت دقت بسیار خوبی در تخمین بارش نقاط فاقد ایستگاه هواشناسی به‌خصوص در مناطق مرتفع دارد و نسبت به روش‌های درون‌یابی کریجینگ عمومی و وزنی عکس فاصله نتایج دقیق‌تری دارد، ولی به دلیل مشکل کم‌برآوردی داده‌های این شبکه، قبل از عملیاتی کردن داده‌ها شبکه باید اصلاح گردد.

واژه‌های کلیدی: بارش روزانه، اصلاح شبکه آفرودیت، کم‌برآوردی، روش‌های درون‌یابی

مقدمه

اسپانیا و مایر و فارس (۲۰۱۱) در جنوب هاوایی اشاره نمود (۲، ۳، ۸، ۹ و ۱۶). استفاده از روش‌های درون‌یابی برای تخمین داده‌های بارش در نقاط فاقد ایستگاه دارای محدودیت‌هایی همچون ناهمگنی منطقه و عدم قطعیت بالا در تخمین بارش نقاط مرزی منطقه می‌باشد. به این منظور در سال‌های اخیر توسعه شبکه‌های جهانی بارش مانند شبکه NCEP، PERSIANN و 'APHRODITE' (آفرودیت) گسترش زیادی یافته است. این شبکه‌ها با استفاده از داده‌های ایستگاهی و ترکیب روش‌های درون‌یابی و تصاویر ماهواره‌ای و نقشه پستی و بلندی منطقه به تخمین بارش در شبکه‌های منظمی با اندازه تفکیک مشخص در مقیاس‌های روزانه و ماهانه می‌پردازند. شبکه آفرودیت توسط مرکز تحقیقات هواشناسی ژاپن در پروژه‌ای تحت عنوان "گردآوری داده‌های مشاهداتی بارش با قدرت تفکیک بالا در راستای ارزیابی منابع آبی در آسیا" اقدام به ایجاد مجموعه

بارش یکی از مهم‌ترین مؤلفه‌های چرخه آب و انرژی در جهان است. تخمین بارندگی در انواع مقیاس‌های زمانی و مکانی کاربرد گسترده‌ای در مطالعات خشکسالی و مدل‌های هیدرولوژیک دارد. اما پراکنده بودن شبکه ایستگاه‌های باران‌سنجی و ناکافی بودن داده‌های مشاهداتی بارندگی، کشورهای در حال توسعه از جمله ایران را با چالش پایش بارش روبه‌رو کرده است (۵). برای تخمین داده‌های بارش در نقاط فاقد ایستگاه معمولاً از روش‌های درون‌یابی آماری و زمین آماری استفاده می‌شود. که البته در هر منطقه روش مناسب باید تعیین گردد. به‌عنوان مثال نادى و همکاران (۱۳۹۱) برای درون‌یابی داده‌های بارش ماهانه و سالانه استان خوزستان روش رگرسیون-کریجینگ را پیشنهاد کردند (۱۰). در زمینه تعیین روش مناسب درون‌یابی داده‌های بارش می‌توان به مطالعات قربانی (۱۳۹۱)، میرموسوی و همکاران (۱۳۸۹) و ثقفیان و همکاران (۱۳۹۰) در داخل کشور و مطالعات فرانسیسکو (۲۰۱۰) در جنوب غرب

و همكاران (۲۰۱۲) با مقايسة داده‌هاى بارندگى ايستگاهى و داده‌هاى شبكه آفروديت مناطق مرطوب و غيرمرطوب پاكستان نشان دادند كه اين داده‌ها در مناطق پربارش، كم‌تر از واقعيت برآورد مى‌كند (۴). رجيوان و بهت (۲۰۰۹) به‌منظور بررسى كيفيت داده‌هاى شبكه بارندگى هند، به مقايسة اين داده‌ها با داده‌هاى شبكه آفروديت پرداختند (۱۳). شبكه آفروديت داراى قدرت تفكيك مكاني بسيار خوبى (۲۵/۲۵×۰/۲۵ درجه) است و استفاده از داده‌هاى اين شبكه اهميت بسيار زيادى در تهيه نقشه‌هاى هم‌بارش و برآورد بارش نقاط فاقد ايستگاه به‌خصوص ارتفاعات صعب‌العبور دارد. ارزيايى دقت داده‌هاى اين شبكه در مناطق محدودى از ايران از جمله استان خوزستان توسط جامعى و همكاران، (۱۳۹۳) انجام شده است (۶). با توجه به اين‌كه نادى و همكاران (۱۳۹۲) دريافتند كه روش‌هاى معمول درون‌يايى در ارتفاعات گرگان كه داراى توپوگرافى پيچيده‌اى است، خطاى زيادى به همراه دارد و از طرفى بررسى دقت اين شبكه در استان‌هاى شمالى و شرقى ايران تاكنون انجام نشده است (۱۱) در اين پژوهش هدف بررسى دقت و صحت داده‌هاى بارش شبكه آفروديت در استان گلستان در مقياست‌هاى مختلف زمانى روزانه، ماهانه و سالانه است و در صورت امكان ارائه روشى براى اصلاح داده‌هاى اين شبكه براى كاربرى نمودن هر چه بهتر اين شبكه در منطقه مورد مطالعه است.

مواد و روش‌ها

استان گلستان با وسعت ۲۰۳۶۷ كيلومترمربع، بين ۳۶ درجه و ۳۰ دقيقه تا ۳۸ درجه و ۷ دقيقه عرض شمالى و ۵۳ درجه و ۵۱ دقيقه تا ۵۶ درجه و ۲۱ دقيقه طول شرقى در بخش شمالى ايران واقع شده است. محدوده ارتفاعى اين استان از ۲۲- در سواحل خزر تا ۳۸۲۳ متر در ارتفاعات جنوبى مى‌باشد.

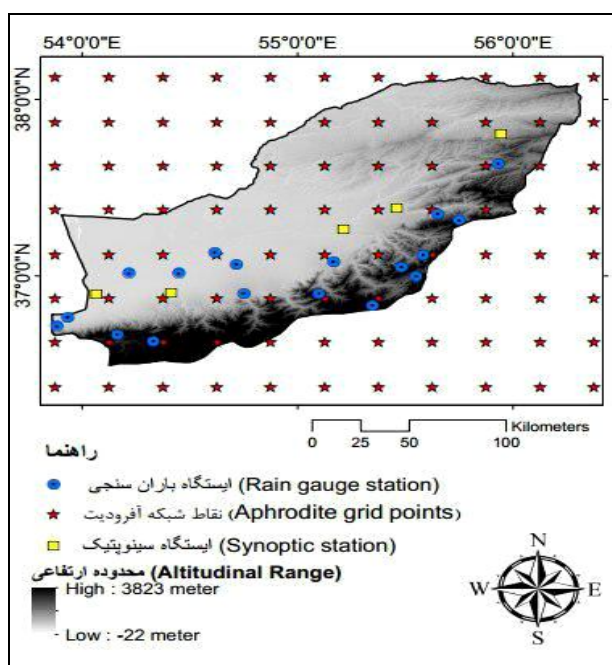
بارش شبكه‌اى روزانه از سال ۱۹۵۰ تا ۲۰۰۷ نمودند كه اين كار با جمع‌آورى داده‌هاى ديده‌بانى شده بارش در آسيا و استفاده از مدل^۱ ADW صورت پذيرفت (۱۸). قبل از استفاده از شبكه‌هاى جهانى در يك منطقه بايد عدم قطعيت آن‌ها بررسى گردد. در زمينه كاربرد اين پاينگاه داده در ايران و جهان مطالعات محدودى صورت گرفته است. به‌عنوان مثال جامعى و همكاران (۱۳۹۳) با مقايسة داده‌هاى بارندگى روزانه حاصل از مدل‌هاى درون‌يايى و داده‌هاى شبكه آفروديت در ۴۴ ايستگاه هواشناسى استان خوزستان، دريافتند كه روش درون‌يايى رگرسيون كريجينگ دقت بالاترى در برآورد بارندگى دارد اما در مورد ساير روش‌هاى معمول مانند روش عكس فاصله و كريجينگ، دقت داده‌هاى اين شبكه بالاتر است (۶). بارانى‌زاده و همكاران (۱۳۹۰) صحت داده‌هاى الگوريتم ماهواره‌اى PERSIANN، را با استفاده از داده‌هاى بارندگى شبكه آفروديت، مورد ارزيايى قرار دادند (۱). جوانمرد و همكاران (۱۳۹۰) با استفاده از داده‌هاى شبكه آفروديت اقدام به تهيه نقشه توزيع مكاني ميانگين بارش سالانه و فصلى در همه نقاط شبكه، براى كل كشور نمودند (۷). رضيبى و همكاران (۱۳۸۹) براى شناسايى الگوهاى روزانه گردش جوى تراز ۵۰۰ هكتوپاسكال بر روى خاورميانه و ايران در فصل زمستان، داده‌هاى ميانگين روزانه شبكه آفروديت را به‌كار بردند (۱۴). رضيبى و همكاران (۲۰۱۱) با استفاده از داده‌هاى آفروديت، رابطه بين انواع گردش‌هاى جوى بزرگ مقياست و رژيم فصلى بارندگى روزانه در كشور ايران را ارزيايى نمودند (۱۵). ويو و همكاران (۲۰۱۲) از داده‌هاى آفروديت براى شبیه‌سازى رواناب يك حوضه آبريز در ويتنام استفاده كردند، نتايج نشان داد كه اين داده‌ها بالاترين همبستگى را با داده‌هاى ايستگاهى دارند (۱۷). گوهر

1- Angular-Distance-Weighting

باران‌سنجی سازمان هواشناسی استفاده شد. اما با توجه به این‌که برای ارزیابی نقاط شبکه از نزدیک‌ترین ایستگاه هواشناسی به هر گره شبکه استفاده شد، در بعضی از نقاط گره چندین ایستگاه هواشناسی در دسترس بود که نزدیک‌ترین و معتبرترین ایستگاه انتخاب شد. بنابراین در مجموع از داده‌های ۲۴ ایستگاه هواشناسی شامل ۵ ایستگاه همدیدی و ۱۹ ایستگاه باران‌سنجی استفاده شد که مشخصات آن‌ها به همراه موقعیت نقاط متناظر از شبکه آفرودیت در جدول ۱ موجود می‌باشد. برای ارزیابی نقاط از داده‌های بارش روزانه سال ۲۰۰۵ (دارای کم‌ترین خلا آماری ایستگاه‌ها) استفاده شد و آنالیز داده‌ها در ۳ مقیاس روزانه، ماهانه و سالانه انجام شد. همچنین راهکاری برای اصلاح خطای شبکه ارائه گردید.

داده‌های مورد استفاده: داده‌های یکپارچه مشاهداتی بارندگی آسیا با قدرت تفکیک بالا (APHRODITE) به‌منظور ارزیابی منابع آب به‌صورت سه مجموعه مجزا مناطق موسمی آسیا، خاورمیانه و روسیه را پوشش داده و با قدرت تفکیک مکانی 0.25×0.25 درجه و با مقیاس زمانی روزانه در دوره ۲۰۰۷-۱۹۵۱ تهیه شده و در پایگاه اینترنتی <http://www.chikyu.ac.jp/precip/index.html> موجود می‌باشند (۶).

با توجه به این‌که فایل داده‌ها در فرمت NETCDF موجود می‌باشد، ابتدا به فرمت Excel تبدیل شد. سپس نقاط واقع در محدوده استان گلستان، از مجموعه داده‌های کل منطقه خاورمیانه استخراج گردید. در شکل ۱ موقعیت ایستگاه‌های هواشناسی منتخب و نقاط شبکه نشان داده شده است. برای مقایسه و ارزیابی دقت داده‌های بارش شبکه آفرودیت، از داده‌های ۵۵ ایستگاه همدیدی و



شکل ۱- پراکنندگی ایستگاه‌های هواشناسی و نقاط شبکه آفرودیت در استان گلستان.

Figure 1. Distribution of meteorological station and Aphrodite grid points in Golestan province.

جدول ۱- مشخصات ایستگاه‌های هواشناسی و نزدیک‌ترین نقاط شبکه به آن‌ها.

Table 1. Meteorological station Characteristics and nearest grid points.

نوع ایستگاه Type of station	مختصات نزدیک‌ترین نقطه		مختصات ایستگاه		ارتفاع ایستگاه Elevation	نام ایستگاه Station name	ردیف row
	Nearest point coordinate		Meteorological station Coordinate				
	طول جغرافیایی longitude	عرض جغرافیایی latitude	طول جغرافیایی longitude	عرض جغرافیایی latitude			
باران‌سنجی rain gauge	55.125	37.125	55.17	37.08	183	خدمات کشاورزی آزادشهر Azadshahr	1
باران‌سنجی rain gauge	55.375	36.875	55.35	36.83	1740	خوش‌یلاق Khosh Yeylagh	2
باران‌سنجی rain gauge	55.625	37.125	55.55	37.00	1373	وامنان Vamanan	3
باران‌سنجی rain gauge	54.375	37.125	54.45	37.02	-4	جهاد کشاورزی آق قلا Agh ghalaria	4
باران‌سنجی rain gauge	54.625	37.125	54.62	37.13	13	جهاد کشاورزی انبارالوم Anbar aloum	5
باران‌سنجی rain gauge	53.875	36.875	53.93	36.77	-16	خدمات کشاورزی بندرگز Bandar Gaz	6
باران‌سنجی rain gauge	53.875	36.625	53.88	36.72	15	لیوان شرقی Livan Sharghi	7
باران‌سنجی rain gauge	54.125	37.125	54.22	37.02	-13	خدمات کشاورزی سیمین‌شهر Simin Shahr	8
باران‌سنجی rain gauge	55.125	36.875	55.10	36.90	1200	پاقله Pa Ghaleh	9
باران‌سنجی rain gauge	54.625	37.125	54.72	37.07	26	جهاد کشاورزی گری‌دوجی Gari Douji	10
باران‌سنجی rain gauge	54.625	36.875	54.75	36.90	206	خدمات کشاورزی فاضل‌آباد Fazel Abad	11
باران‌سنجی rain gauge	54.125	36.625	54.17	36.67	2620	دراز نو Deraz No	12
باران‌سنجی rain gauge	54.375	36.625	54.33	36.63	2112	حاجی‌آباد Haji Abad	13
باران‌سنجی rain gauge	55.875	37.625	55.93	37.63	961	گلی‌داغ Goli dagh	14
باران‌سنجی rain gauge	55.625	37.125	55.58	37.12	1007	خدمات کشاورزی دوزین Dozin	15
باران‌سنجی rain gauge	55.375	37.125	55.48	37.05	1312	قلعه قافه Ghaleh Ghaaf	16
باران‌سنجی rain gauge	55.875	37.375	55.75	37.32	1133	کندسکوه Kondeskouh	17
باران‌سنجی rain gauge	55.625	37.375	55.65	37.35	306	لوه Loveh	18
باران‌سنجی rain gauge	54.875	36.875	54.97	36.78	1523	افراخته Afraa Takhteh	19
سینوپتیک Synoptic	55.875	37.875	55.94	37.80	460	مراوه‌تپه Marave Tapeh	20
سینوپتیک Synoptic	54.375	36.875	54.41	36.91	13	گرگان Gorgan	21
سینوپتیک Synoptic	55.375	37.375	55.46	37.39	129	کلاله (فرودگاه) Kalaleh	22
سینوپتیک Synoptic	55.125	37.375	55.21	37.27	37	گنبد کاووس Gonbad Kavous	23
سینوپتیک Synoptic	54.125	36.875	54.07	36.90	-10	بندر ترکمن Bandar Torkaman	24

NDRMSE نیز استفاده شد که از حاصل تقسیم RMSE بر میانگین بارش در مقیاس مورد بررسی، به دست آمد. پس از بررسی و ارزیابی دقت داده‌های شبکه، روشی برای اصلاح این شبکه ارائه شد و در ادامه دقت داده‌های اصلاح شده این شبکه با دو روش معمول درونیابی کریجینگ عمومی و وزنی عکس فاصله در مقیاس ماهانه و سالانه مقایسه شد. برای محاسبه روش‌های درونیابی از نرم‌افزار GS+ استفاده شد. همچنین برای ارزیابی این روش‌ها تکنیک اعتبارسنجی ارزیابی متقاطع^۱ به کار گرفته شد. در این روش اعتبارسنجی، یکی از داده‌ها حذف شده و ضرایب واسنجی بر اساس سایر داده‌ها محاسبه شده و این ضرایب برای ارزیابی نقطه حذف شده استفاده می‌شود و این کار به تعداد کل نقاط تکرار می‌شود. پس از آن با محاسبه آماره‌های خطا، روش‌های مختلف با یکدیگر مقایسه شدند.

بحث و نتایج

برای ارزیابی در مقیاس روزانه از داده‌های روزانه ۲۴ ایستگاه مورد بررسی در ۶ روز با بارش نسبتاً همه‌گیر سال ۲۰۰۵ استفاده شد که نتایج آن در جدول ۲ نشان داده شده است. مقدار متوسط خطای روزانه در بارش‌های فراگیر تقریباً بین ۱۰ تا ۴۰ میلی‌متر تغییر می‌کند. بررسی مقدار شاخص خطای اریبی نشان داد که داده‌های این شبکه به‌طور متوسط بارش روزانه را بین ۵ تا ۲۰ میلی‌متر کمتر از داده‌های واقعی برآورد می‌کنند. همچنین مقدار همبستگی داده‌های ایستگاهی و شبکه در همه روزها مثبت بوده و می‌توان گفت همبستگی‌ها در روزهای گرم تقریباً بیشتر از روزهای سرد است. بررسی شاخص NDRMSE نشان می‌دهد که تقریباً بین ۵۰ تا ۹۵ درصد خطا وجود دارد. البته برای تاریخ ۱۰ آگوست

به‌منظور ارزیابی دقت داده‌های روزانه، وقایع بارش روزانه فراگیر در شش روز مختلف در سال ۲۰۰۵ که بارندگی در تمام ایستگاه‌ها رخ داده باشد، انتخاب شده و مورد بررسی قرار گرفت. برای بررسی دقت شبکه در مقیاس‌های ماهانه و سالانه ابتدا این داده‌ها در شبکه و ایستگاه‌های مورد بررسی از جمع مقادیر روزانه بارش در ماه‌های مختلف و در طی سال محاسبه و سپس آنالیزهای آن انجام شد. برای صحت‌سنجی داده‌ها در هر مقیاس، از آماره‌های ضریب همبستگی (R)، ریشه میانگین مربعات خطا (RMSE) و میانگین اریبی خطا (MBE) استفاده شد. ضریب همبستگی درجه ارتباط بین داده‌های برآوردی با داده‌های ایستگاهی را توصیف می‌کند. این ضریب مشخص می‌کند که پراکندگی نقاط شبکه و داده‌های ایستگاهی چه قدر به خط مستقیم نزدیک هستند. ممکن است مجموعه داده‌های یک شبکه برخلاف خطای زیاد، همبستگی بالایی با مجموعه داده‌های ایستگاهی داشته باشند. شاخص MBE متوسط خطای برآورد را اندازه‌گیری می‌کند و شاخصی از میزان بیش برآوردی یا کم‌برآوردی است. مقدار MBE می‌تواند از منفی بی‌نهایت تا مثبت بی‌نهایت باشد که مقدار مناسب آن صفر است. ریشه میانگین مربعات خطا بزرگی خطای متوسط را اندازه می‌گیرد، اما به خطاهای بزرگ‌تر وزن بزرگ‌تری می‌دهد. در معادلات زیر ES مقدار برآورد شده و AC مقدار داده‌های ایستگاهی و n تعداد ایستگاه‌ها است.

$$RMSE = \left[\frac{1}{n} \sum_{i=1}^n (ES - AC)^2 \right]^{1/2} \quad (1)$$

$$MBE = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n (ES - AC)$$

علاوه بر شاخص‌های فوق برای بی‌بعد کردن شاخص RMSE نسبت به میانگین بارش، از شاخص

کندسکوه و قلعه قافه واقع در ارتفاعات شمال شرق استان می باشد که در این تاریخ سیل معروف ۱۹ مرداد سال ۱۳۸۴ به وقوع پیوست که در طی آن ۲۰ قربانی و ۱۲ مفقودی را در پی داشت.

مقدار خطا ۱۵۰ درصد به دست آمد. برای بررسی دقیق تر در مورد علت وقوع این خطای زیاد بررسی دقیق در سطح ایستگاهها انجام شد و مشخص شد که عمده این خطا مربوط به ایستگاههای گلی داغ، لوه و

جدول ۲- آماره های خطای بارش روزانه شبکه آفرودیت در شش روز از سال ۲۰۰۵.

Table 2. Error statistics of Aphrodite data network in six days of 2005.

تاریخ Date	میانگین مربعات خطا RMSE	میانگین مربعات خطای بی بعد NDRMSE	میانگین خطای اریب MBE	ضریب همبستگی R
7/1/2005	12.07	0.90	-5.73	0.08
11/1/2005	17.96	0.81	-10.86	0.02
22/2/2005	10.98	0.54	-6.46	0.52*
10/8/2005	20.91	1.52	-9.37	0.67*
9/11/2005	21.90	0.61	-15.53	0.43*
27/12/2005	39.59	0.94	-22.68	0.25

* P < 0.05

ژانویه، آگوست و اکتبر، همبستگی داده های واقعی و برآوردی معنادار است. اما در مورد داده های سالانه سال ۲۰۰۵ (جدول ۳) متوسط خطای برآورد حدوداً ۲۴۷ میلی متر است و همچنین این شبکه به طور متوسط بارش سال ۲۰۰۵ را ۱۶۰ میلی متر کم تر از مقدار واقعی برآورد می کند. بررسی شاخص بی بعد میانگین مربعات خطا نشان داد که این شبکه بین ۳۵ تا ۱۲۰ درصد خطا دارد البته خطای ۱۲۰ درصد مربوط به ماه جولای می باشد که به دلیل سیل بی سابقه مرداد سال ۱۳۸۴ می باشد که ارتفاعات شمال شرق را در بر گرفت. البته شایان ذکر است علی رغم این که مقدار متوسط خطا در ماه های گرم کم تر از ماه های سرد است اما به طور نسبی خطای شبکه در ماه های گرم افزایش می یابد. در مورد بارش سالانه در سطح استان نیز این شبکه به طور متوسط ۴۰ درصد خطا دارد.

با تبدیل داده های روزانه به ماهانه و سالانه دقت شبکه در مورد داده های ماهانه و سالانه نیز بررسی شد که نتایج آن در جدول ۳ نشان داده شده است. بررسی این جدول نشان دهنده متوسط خطای داده های شبکه در تخمین ماهانه بارش بین ۱۱/۲ تا ۵۳/۷ میلی متر در ماه های مختلف است. همچنین همانند داده های روزانه، این شبکه در همه ماه های سال بارش را کم تر از مقدار واقعی برآورد می کند که این مقدار بین ۵/۸ تا ۳۳/۲ میلی متر در ماه تغییر می کند. همبستگی مثبت بین داده های واقعی و شبکه آفرودیت در همه ماه ها نشان دهنده روند درست در داده های شبکه بوده که به خوبی قادر به تشخیص مناطق کم بارش و پر بارش در منطقه است که البته می توان گفت تقریباً در ماه های گرم سال این همبستگی بیش تر است. همچنین ضرایب همبستگی در سطح احتمال ۹۵ درصد مورد آزمون قرار گرفت که نشان داد به جز در ماه های

جدول ۳- ارزیابی دقت داده‌های ماهانه بارش سال ۲۰۰۵ شبکه آفرودیت در استان گلستان.

Table 3. Accuracy evaluation of monthly precipitation Aphrodite data of 2005.

ضریب همبستگی R	میانگین خطای اریب MBE	میانگین مربعات خطای بی‌بعد NDRMSE	میانگین مربعات خطا RMSE	ماه Month
0.18	-33.17	0.49	53.71	ژانویه (Jan)
0.56*	-13.11	0.48	26.29	فوریه (Feb)
0.48*	-8.13	0.46	27.68	مارس (Mar)
0.49*	-5.83	0.55	14.60	آوریل (Apr)
0.61*	-8.82	0.35	20.55	می (May)
0.42*	-14.34	0.82	25.79	ژوئن (Jun)
0.69*	-6.23	1.21	18.38	ژولای (Jul)
0.28	-14.82	0.83	29.05	آگوست (Aug)
0.59*	-4.75	0.57	11.17	سپتامبر (Sep)
0.24	-9.23	0.81	26.35	اکتبر (Oct)
0.45*	-19.30	0.38	35.31	نوامبر (Nov)
0.43*	-21.90	0.57	46.70	دسامبر (Dec)
0.42*	-159.63	0.40	247.61	سالانه (Annual)

* P < 0.05

در این روش که طبق رابطه ۲ انجام می‌شود داده‌های شبکه آفرودیت بوده و $\bar{\mu}_{Obs}$ و $\bar{\mu}_{Aph}$ به ترتیب میانگین داده‌های بارش ایستگاهی و شبکه آفرودیت در ماه مورد بررسی است. بنابراین با تقسیم میانگین داده‌های ایستگاهی به میانگین شبکه، ضریب اصلاح به دست می‌آید که با ضرب آن در داده‌های شبکه، داده‌های اصلاح شده (APH_{adj}) محاسبه می‌شود. ضرایب اصلاح داده‌های ماهانه و سالانه شبکه در جدول ۴ نشان داده شده است. بر اساس نتایج این جدول ضرایب اصلاحی ماهانه بین ۱/۲ تا ۱/۸ در ماه‌های مختلف تغییر می‌کند که

ترسیم داده‌های واقعی و برآوردی در مقیاس سالانه و مقایسه خط رگرسیون برازش یافته بر این داده‌ها با خط نیمساز در شکل ۲-A نشان می‌دهد که این خط در بالای خط نیمساز تشکیل شده که مشکل کم‌برآوردی داده‌های بارش شبکه آفرودیت را نشان می‌دهد. اما از طرفی با توجه به وجود همبستگی بسیار خوب بین داده‌های ایستگاهی و نقاط شبکه، می‌توان داده‌های شبکه را با روش نسبت میانگین‌ها (۱۲) اصلاح نمود.

$$APH_{adj} = \frac{\bar{\mu}_{Obs}}{\bar{\mu}_{Aph}} \times APH \quad (2)$$

استفاده از روش وزنى عكس فاصله در اين پژوهش توان‌هاى ۱ تا ۵ بررسى شد كه نتايج نشان داد در بيش‌تر موارد توان ۱ كم‌ترين خطا را به همراه داشت. قبل از استفاده از روش كريجينگ عمومى بايد نيم‌تغیيرنماى تئورى برازش‌يافته بر داده‌ها تعيين گردد كه در اكثر موارد مدل كروى^۱ به‌دست آمد.

به‌نظر مى‌رسد ضرايب اصلاحى ماه‌هاى گرم بيش‌تر از ماه‌هاى سرد سال است. براى داده‌هاى سالانه ضريب اصلاحى ۱/۳۵ به‌دست آمد. همچنين به‌منظور مقايسه داده‌هاى اصلاح‌شده شبكه آفروديت با روش‌هاى معمول درون‌يابى كريجينگ عمومى و وزنى عكس فاصله، خطاى اين روش‌ها و شبكه اصلاح‌شده آفروديت در جدول ۴ نشان داده شده است. براى

جدول ۴- مقايسه خطاى روش‌هاى مختلف درون‌يابى و شبكه آفروديت اصلاح‌شده و ضرايب تعديل شبكه در ماه‌هاى مختلف.

Table 4. Error Comparison of different interpolation methods and modified Aphrodite network and adjustment coefficients of network in different months.

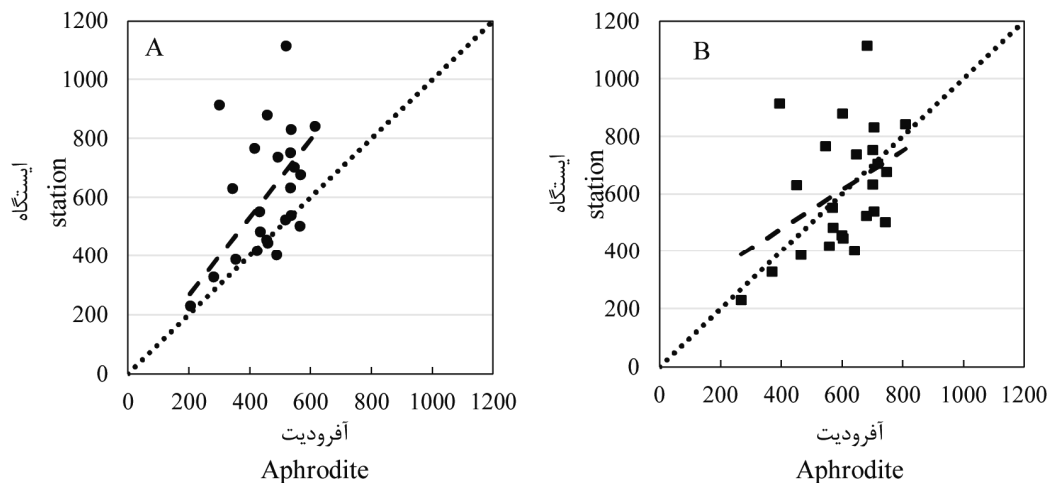
ضريب تعديل آفروديت Aphrodite Correction factor	آفروديت اصلاح شده Modified Aphrodite			كريجينگ عمومى Ordinary kriging			وزنى عكس فاصله Inverse distance weighting			ماه Month
	R	MBE	RMSE	R	MBE	RMSE	R	MBE	RMSE	
1.39	0.18	-3.95	44.55	-0.91*	-8.39	45.05	-0.73*	-6.38	48.44	ژانويه (Jan)
1.31	0.56*	-0.09	22.54	-0.07	-4.80	29.35	-0.03	-4.80	28.65	فوریه (Feb)
1.16	0.48*	0.22	26.33	0.29	-6.44	29.59	0.35	-0.52	30.40	مارس (Mar)
1.26	0.49*	-0.34	13.42	-0.50*	-6.37	17.31	-0.18	-5.22	17.01	آوریل (Apr)
1.18	0.61*	0.11	18.39	-0.43*	-4.07	25.51	-0.25	-4.39	25.32	مى (May)
1.81	0.42*	-0.48	21.16	-0.02	0.06	25.20	-0.17	-0.13	24.95	ژوئن (Jun)
1.62	0.69*	-0.68	16.40	0.64*	7.53	21.69	0.57*	-0.39	18.68	ژولای (Jul)
1.62	0.28	-2.10	23.66	0.36	0.46	24.65	0.40*	0.40	23.92	آگوست (Aug)
1.14	0.59*	-2.63	10.88	0.11	0.63	12.26	0.19	1.56	14.09	سپتامبر (Sep)
1.34	0.24	-1.34	25.00	-0.65*	1.93	26.81	-0.25	1.36	28.09	اکتبر (Oct)
1.22	0.45*	-3.24	31.11	-0.81*	0.11	36.11	-0.56*	0.94	35.56	نوامبر (Nov)
1.34	0.43*	-1.73	41.64	0.26	0.92	45.48	0.31	4.72	45.10	دسامبر (Dec)
1.35	0.42*	0.36	194.31	-0.60*	0.1	225.3	-0.53*	5.2	235.65	سالانه (Annual)

* P < 0.05

درون‌یابی مورد بررسی نشان می‌دهد این روش‌ها علاوه بر میانگین خطای زیاد، در تشخیص نقاط کم‌بارش و پربارش به طرز معناداری کاملاً عکس رفتار می‌کنند یعنی نقاط کم‌بارش منطقه را پربارش و نقاط پربارش را کم‌بارش تشخیص داده‌اند. در مورد داده‌های بارش سالانه نیز علاوه بر همبستگی بیش‌تر داده‌های واقعی و برآوردی شبکه اصلاح‌شده نسبت به روش‌های درون‌یابی، اصلاح داده‌های شبکه به‌طور چشمگیری خطای تخمین بارش سالانه را نسبت به استفاده از روش‌های درون‌یابی کاهش داده است. به‌طوری‌که مقدار خطای بارش سالانه از مقدار ۲۳۵ میلی‌متر در روش عکس فاصله به ۱۹۴ میلی‌متر کاهش یافته است. برای بررسی چشمی تأثیر اعمال ضریب اصلاحی بر افزایش دقت داده‌های شبکه، نمودار پراکنش داده‌های واقعی و برآوردی و مقایسه با خط نیمساز، قبل و بعد از اعمال ضریب اصلاحی سالانه در شکل ۲ نشان داده شده است. این شکل به‌خوبی نشان می‌دهد که پس از اعمال ضریب اصلاحی خط پراکنش داده‌ها به خط نیمساز نزدیک‌تر شده و در نتیجه آن مشکل کم‌برآوردی داده‌های شبکه مرتفع می‌گردد. البته در شکل ۲ دو ایستگاه خطای زیادی را نشان می‌دهند که ایستگاه‌های گلی‌داغ و پاقلعه می‌باشند که به‌نظر می‌رسد متأثر از سیلاب مرداد سال ۱۳۸۴ در منطقه است. که البته بعد از اصلاح شبکه تا حدودی خطا کاهش یافت و برآورد بارش سالانه در این ایستگاه‌ها دقیق‌تر از روش‌های معمول درون‌یابی به‌دست آمد.

مقایسه آماره‌های خطای شبکه اصلاح‌شده (جدول ۴) با نتایج قبل از اصلاح (جدول ۳) نشان می‌دهد که خطا به مقدار زیادی کاهش یافته است به‌طوری‌که در بعضی از ماه‌ها مانند ماه ژانویه تا حدود ۱۰ میلی‌متر خطا کم‌تر شده است همچنین در مورد بارش سالانه میانگین خطا از ۲۴۷ به ۱۹۴ میلی‌متر تقلیل یافت و میانگین خطای اریب در حدود ۱۶۰ میلی‌متر کاهش یافته و تقریباً به صفر رسید. اما با توجه به این‌که برای اصلاح داده‌های شبکه تنها یک عدد ثابت (ضریب اصلاحی) در داده‌ها ضرب شد، بنابراین ضرایب همبستگی بدون تغییر باقی ماند. همچنین متوسط خطای شبکه از ۴۰ درصد (جدول ۳) به حدود ۳۰ درصد کاهش یافت.

مقایسه داده‌های اصلاح‌شده با روش‌های درون‌یابی در همه ماه‌های مورد بررسی نشان داد، خطای هر دو روش درون‌یابی از داده‌های اصلاح‌شده شبکه بیش‌تر است. به‌علاوه میانگین خطای اریب شبکه اصلاح‌شده نیز از هر دو روش درون‌یابی کم‌تر به‌دست آمد که نشان‌دهنده مرتفع شدن مشکل کم‌برآوردی داده‌های بارش شبکه آفرودیت است. معناداری ضرایب همبستگی در سطح اطمینان ۹۵ درصد نیز انجام شد که نتایج نشان داد در همبستگی داده‌های واقعی و برآوردی در روش وزنی عکس فاصله دو ماه و در روش کریجینگ تنها یک ماه مثبت و معنادار بود در حالی‌که در مورد شبکه اصلاح‌شده در ۱۰ ماه و همچنین داده‌های سالانه همبستگی مثبت و معنادار دارند. اما ضرایب همبستگی معنادار منفی در دو روش



شکل ۲- بارش سال ۲۰۰۵ ثبت شده در ایستگاه‌ها و شبکه آفرودیت قبل (A) و بعد (B) از اصلاح داده‌های شبکه و مقایسه با خط ۱:۱.
Figure 2. Comparison of annual recorded rainfall and Aphrodite Network of 2005 before (A) and after (B) network correction and compare with line (1:1).

نسبتاً خوبی بین داده‌های واقعی و برآوردی وجود دارد، در این پژوهش از یک ضریب اصلاحی ثابت برای تصحیح داده‌های ماهانه و سالانه شبکه استفاده شد که این ضریب از نسبت میانگین داده‌های واقعی و شبکه آفرودیت به دست آمد و مقدار آن برای داده‌های ماهانه بارش بین ۱/۲ در ماه‌های سرد تا ۱/۸ در ماه‌های گرم تغییر می‌کند. مقایسه شبکه اصلاح شده با دو روش پرکاربرد درون‌یابی وزنی عکس فاصله و کریجینگ عمومی بیانگر برتر بودن این داده‌ها نسبت به روش‌های مرسوم درون‌یابی است. به طوری که در مورد بارش سالانه شبکه اصلاح شده خطا را ۴۰ میلی‌متر کمتر از روش‌های درون‌یابی تخمین زده است. به علاوه این شبکه نسبت به روش‌های درون‌یابی مورد بررسی به طور معناداری مراکز کم‌بارش و پربارش را دقیق‌تر تشخیص می‌دهد.

با توجه به این که بخش قابل توجه بارش‌ها در ارتفاعات ریزش می‌کند و همچنین به دلیل صعب‌العبور بودن ارتفاعات امکان نصب ایستگاه‌های هواشناسی مقدور نمی‌باشد، استفاده از داده‌های اصلاح شده شبکه آفرودیت به دلیل تراکم بسیار خوب نقاط گره

نتیجه‌گیری

در این پژوهش دقت شبکه تراکم داده‌های بارش روزانه آفرودیت در مقیاس‌های زمانی روزانه، ماهانه و سالانه بر اساس داده‌های ثبت شده در سال ۲۰۰۵ ایستگاه‌های هواشناسی استان گلستان مورد بررسی قرار گرفت. نتایج نشان داد داده‌های بارش شبکه آفرودیت در بیش‌تر ماه‌ها و همچنین داده‌های سالانه همبستگی مثبت و معناداری با داده‌های ثبت شده در ایستگاه‌های هواشناسی دارند البته در مورد داده‌های روزانه کارایی شبکه کم‌تر از داده‌های ماهانه و سالانه است. به طور قطع می‌توان گفت داده‌های این شبکه در همه مقیاس‌های زمانی و در اغلب ایستگاه‌های مورد بررسی از مقادیر واقعی کم‌تر بوده و به اصطلاح دارای خطای کم‌برآوردی است که این خطا در نقاط پربارش بیش‌تر است. مشکل کم‌برآوردی داده‌های این شبکه قبلاً نیز توسط جامعی و همکاران (۱۳۹۳) در استان خوزستان (۶) و رجیوان و بهت (۲۰۰۹) در برآورد بارش‌های هند گزارش شده است (۱۳). با اطمینان از این که شبکه آفرودیت داده‌های بارش را کم‌تر از واقعیت برآورد می‌کند و از طرفی همبستگی

به‌خصوص در مناطق صعب‌العبور نتایج دقیق‌تری نسبت به استفاده از روش‌های درون‌یابی را دارد ولی به دلیل مشکل کم‌برآوردی داده‌های این شبکه حتماً از ضرایب پیشنهادی در این پژوهش استفاده گردد. همچنین توصیه می‌شود دقت این شبکه در بخش‌های دیگر کشور از جمله بخش‌های مرکزی و جنوبی و غرب کشور بررسی گردد و در صورت نیاز ضرایب اصلاحی در سایر بخش‌های کشور تعیین شود.

(۰/۲۵×۰/۲۵ درجه) در ارتفاعات دور از دسترس نیز داده در اختیار قرار می‌گذارد، چیزی که روش‌های درون‌یابی قادر به انجام آن نیستند. وضعیت پیچیده توپوگرافی ارتفاعات استان گلستان و کارایی کم‌تر روش‌های درون‌یابی در تخمین بارش قبلاً توسط نادى و همکاران (۱۳۹۲) به آن اشاره شده است (۱۱). بر اساس نتایج این پژوهش می‌توان گفت، استفاده از شبکه آفرودیت به دلیل دقت و تراکم بسیار خوب برای تخمین بارش در نقاط فاقد ایستگاه هواشناسی

منابع

1. Baranizade, E., Javanmard, S., Bodagh Jamali, J., and Abedini, Y.A. 2011. Drought monitoring in Iran using Network precipitation Data with high resolution (Aphrodite). The First National Conference on drought and climate change.
2. Francisco, J.M. 2010. Comparison of different geostatistical approaches to map climate variables: application to precipitation. *Inter. J. Climatol.* 30: 620-631.
3. Ghorbani, Kh. 2012. Geographically Weighted Regression: A Method for Mapping Isohyets in Gilan Province. *J. Water Soil.* 26: 3. 743-752. (In Persian)
4. Gohar, A., Rasul, G., Mahmood, T., Zaman, Q., and Cheema, S.B. 2012. Validation of APHRODIT precipitation data for humid and sub humid regions of Pakistan. *Pak. J. Meteorol. (Pakistan).* 9: 17. 57-69.
5. Gruber, A., and Levizzani, V. 2008. Assessment of Global Precipitation Products. A project of the World Climate Research Programme Global Energy and Water Cycle Experiment (GEWEX) radiation panel"; WCRP Report, No. 128, WMO/TD, No. 1430.
6. Jamei, M., Mousavi Baygi, M., and Bannayan Awal, M. 2014. Validation of Grid APHRODIT Daily Precipitation Estimates and Estimates derived from spatial interpolation of Precipitation in the Khuzestan province. *J. Water Soil.* 28: 3. 626-638. (In Persian)
7. Javanmard, S., Badagh Jamali, J., and Pirhayati, M.K. 2011. Development of Daily Gridded precipitation Data Sets with High Spatial and temporal Resolution Over Iran Country. The First National Conference on drought and climate change.
8. Mair, A., and Fares, A. 2011. Comparison of Rainfall Interpolation Methods in a Mountainous Region of a Tropical Island. *J. Hydrol. Engin.* 16: 4. 371-383.
9. Mir Mousavi, H., Mazidi, A., and Khosravi, Y. 2010. Determine the best methods of Geostatistics to estimate the distribution of rainfall using GIS. (Case study: Esfahan province). *J. Geograph. Space.* 30: 10. 105-120. (In Persian)
10. Nadi, M., Jamei, M., and Bazrafshan, M.J. 2012. Evaluation of Different Methods for Interpolation of Mean Monthly and Annual Precipitation Data (Case Study: Khuzestan Province). *J. Physic. Geograph. Res. Quar.* 44: 4. 117-130. (In Persian)
11. Nadi, M., Khalili, A., Pourtahmasi, K., and Bazrafshan, J. 2013. Comparing the Various Interpolation Techniques of Climatic Data for Determining the Most Important Factors Affecting the Trees Growth in the Elevated Areas of Chaharbagh, Gorgan. *J. For. Wood Prod.* 66: 1. 83-95. (In Persian)
12. Ono, K., and So, K. 2011. Analysis of extreme daily rainfall in Southeast Asia with a gridded daily rainfall data set. *Hydro-climatology, Variability and Change conference, Melbourne, Australia,* Pp: 169-175.

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. Razi, T., Azizi, Gh., Mohamadi, H., and Khoshakhlagh, F. 2010. 500 Hpa Wintertime Daily Circulation Types over Iran and the Middle East. *J. Physic. Geograph. Res. Quar.* 42: 4. 17-34. (In Persian)
15. Razi, T., Mofidi A., Santos, J., and Bardi, I. 2011. Spatial patterns and regimes of daily precipitation in Iran in relation to large-scale atmospheric circulation. *Inter. J. Climatol.* 32: 8. 1226-1237.
16. Saghafian, B., Razmkhah, H., and Ghermezcheshm, B. 2011. Investigation of Regional variations of annual precipitation using geostatistical methods (Case study: Fars province). *J. Manage. Syst.* 4: 9. 29-38. (In Persian)
17. Vu, M.T., Raghavan, S.V., and Liang, 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. 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.



Gorgan University of Agricultural
Sciences and Natural Resources

J. of Water and Soil Conservation, Vol. 24(4), 2017
<http://jwsc.gau.ac.ir>

Evaluation and modification of Aphrodite daily precipitation network in Golestan province

*M. Nadi¹ and H. Baziyarpoor²

¹Assistant Prof., Dept. of Water Engineering, Sari Agricultural sciences and Natural Resources University,

²M.Sc. Student, Dept. of Water Engineering, Sari Agricultural sciences and Natural Resources University

Received: 02/15/2017; Accepted: 09/24/2017

Abstract

Background and Objectives: Rainfall estimation in regions facing lack meteorological stations is critical in hydrology and meteorology studies. The problem in Iran that lacks dense weather station network, especially in the highlands, is more important. Aphrodite is a dense network that provides daily precipitation data in a resolution of 0.25*0.25 degree. But before operating network, its accuracy and uncertainty should be evaluated. About this database, few studies have been conducted in Iran and the world. This study aimed to evaluate the accuracy of Aphrodite in Golestan province at daily, monthly and yearly scales. Also its accuracy compared with two conventional interpolation techniques and for more data operation, the network was modified.

Materials and Methods: In this study, 19 rain gauges and 5 synoptic stations were used to evaluate the Aphrodite network. Grid points network were selected based on the nearest point to meteorological station and data analysis was performed in daily, monthly and yearly scales. After accuracy evaluation of network, the correction factor of means ratio was employed for modification of monthly and annual rainfall network data. As well modified network data were compared with interpolation methods of Ordinary Kriging (OK) and Inverse Distance Weighting (IDW). Cross-validation technique was used for evaluation and error indices was calculated for comparison of different methods.

Results: The results of MBE in all studied scales showed that in spite of good correlation of Aphrodite and meteorological data, Aphrodite data has large underestimation error that this is higher in high rainfall areas. Obtained modification factors of the monthly and annual data vary from 1.2 to 1.8 in cold and warm months, respectively. In addition to removal underestimation error from modified network, the average of error is reduced remarkably. Also RMSE of annual rainfall data, is declined from 247 to 194 mm. considering that, network modification needs to be multiplied in a constant (correction factor) so the correlation coefficients remained unchanged. Comparison of modified data network with interpolation methods showed that modified network is more efficient than both interpolation methods. Correlation coefficients of actual and estimated data showed that the correlation of modified network with actual data is positive in all the months but in case of IDW and OK, correlation coefficients was negative in some months that represent modified network in addition to fewer error also in the detection of low and high rainfall points is more efficient than the interpolation methods.

Conclusion: This study showed that high resolution Aphrodite network has good accuracy in rainfall estimation especially in high elevation regions. Also this network is more accurate than interpolation methods of OK and IDW. But because of its underestimation error, before than operating Aphrodite data, the network must be modified.

Keywords: Daily precipitation, Aphrodite network modification, Underestimation, Interpolation methods

* Corresponding Author; Email: mehdi.nadi@gmail.com