

بررسی میزان کارایی مدل SDSM در شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی در مناطق خشک و نیمه‌خشک

علی جان آبکار،^۱ محمود حبیب نژاد،^۲ کریم سلیمانی،^۳ هرموز نقوی^۴

تاریخ دریافت: ۱۳۹۱/۰۶/۳۱

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۲/۰۹/۰۲

چکیده

تغییر اقلیم خصوصاً افزایش دما مهم‌ترین معطل کره زمین در قرن بیست و یکم می‌باشد. بنابراین ارزیابی میزان روند این معطل در مقیاس جهانی، منطقه‌ای و محلی از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. امروزه تعداد زیادی مدل گردش عمومی جو برای پیش‌بینی وضعیت اقلیم در آینده طراحی شده است، اما خروجی حاصل از این مدل‌ها به دلیل محدودیت در تفکیک مکانی در مقیاس محلی، قابل استفاده نمی‌باشند. لذا روش‌های متعددی به منظور استفاده از خروجی این مدل‌ها در مقیاس منطقه‌ای و محلی ابداع شده است. متساقنه علی‌رغم تحقیقات گسترده هنوز امکان توصیه یک روش معین برای یک منطقه خاص وجود ندارد به همین دلیل در هنگام استفاده از این روش‌ها در یک منطقه‌ی خاص باید ابتدا میزان کارایی آن مورد بررسی قرار گیرد. یکی از متداول‌ترین این روش‌ها استفاده از مدل ریز مقیاس نمایی^۵ SDSM می‌باشد. در این تحقیق ابتدا میزان کارایی این مدل جهت ریز مقیاس نمایی شاخص‌های دمایی در ایستگاه شهر کرمان به عنوان نماینده مناطق خشک مورد بررسی قرار گرفت. سپس شاخص‌های دمایی ایستگاه کرمان تا سال ۲۱۰۰ شبیه سازی شدند. بدین منظور ابتدا مدل SDSM با استفاده از داده‌های مشاهداتی ایستگاه کرمان و داده‌های بازسازی شده مرکز ملی پیش‌بینی اقلیمی کانادا کالیفرنیا و واسنجی شدند. به منظور ارزیابی مدل از معیار میانگین خطای مطلق استفاده شد و بعد از اطمینان حاصل نمودن از دقت شبیه‌سازی مدل، با استفاده از دو مدل گردش عمومی CGCM1^۶ و HadCM3^۷ تحت دو سناریو A₂ و B₂ شاخص‌های دمایی (حد اکثر، حداقل و متوسط دمای سالانه) برای این ایستگاه تا سال ۲۱۰۰ شبیه‌سازی شد. نتایج حاصل از این تحقیق نشان داد، که مدل مذکور توانایی لازم جهت شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی را دارد. همچنین استفاده از داده‌های مدل HadCM3 نسبت به داده‌های مدل CGCM نتایج بهتری را ارائه می‌دهد. بر اساس داده‌های این مدل میزان افزایش میانگین درجه حرارت سالانه برای دوره‌های (۲۰۱۰-۲۰۳۹)، (۲۰۴۰-۲۰۶۹) و (۲۰۷۰-۲۰۸۹) نسبت به دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰) به ترتیب برابر با ۱/۵، ۲/۸ و ۴/۵ درجه سانتی‌گراد می‌باشد.

واژه‌های کلیدی: تغییر اقلیم، شاخص‌های دمایی، مدل‌های گردش عمومی جو، مدل SDSM، مناطق خشک و نیمه‌خشک.

^۱- دانشجوی دکتری آبخیزداری دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری abkar 804@yahoo.com

^۲- دانشیار دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری

^۳- استاد دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی ساری

^۴- استادیار مرکز تحقیقات کشاورزی و منابع طبیعی استان کرمان

^۵- Statistical Downscaling Model

^۶- Canadian Global Coupled Model

^۷- UK Hadley Centre for Climate Prediction and Research

مقدمه

می‌گویند (فای فانگ و همکاران، ۲۰۱۱). در واقع اصول کلی کلیه این روش‌ها برپایه برقراری ارتباط بین متغیرهای مدل‌های گردش عمومی جو زمین (رطوبت، فشار هوای باد و ...) به عنوان متغیرهای وابسته در مقیاس منطقه‌ای، محلی و حتی نقطه‌ای استوار می‌باشد. (وان ون، ۲۰۰۵؛ ویلی، ۲۰۰۷؛ فای فانگ، ۲۰۱۱). حال چنانچه ارتباط منطقی بین داده‌های خروجی مدل‌های جهانی و متغیرهای وابسته مورد نظر نظیر دما، بارش وجود داشته باشد و این ارتباط در طول زمان ثابت فرض شود. با توجه به اینکه مدل‌های جهانی عموماً عناصر اقلیمی را تا آستانه سال ۲۱۰۰ میلادی شبیه‌سازی نموده‌اند، امکان استفاده از داده‌های مدل‌های جهانی به منظور شبیه‌سازی متغیرهای مورد نظر نظیر بارش و دما در سطح حوزه‌های آبخیز و حتی مقیاس نقطه‌ای (ایستگاه‌های هواشناسی) وجود دارد. در خصوص روش‌های ریز مقیاس نمایی و دقت آن‌ها تاکنون مطالعات متعددی در جهان صورت گرفته است: کیم و همکاران (۱۹۸۴) اولین کسانی بودند که جهت ریز مقیاس نمایی عناصر اتمسفری از مدل‌های جهانی استفاده کردند و بعد از آنها هم جیورجیا و میرانز، ۱۹۹۱؛ هیوستون و کرانی، ۱۹۹۶؛ ویلی و ویجلی، ۲۰۰۰؛ زورینا و وان استورچ، ۱۹۹۹؛ اکستیو، ۱۹۹۳؛ ویلی و همکاران، ۲۰۰۶؛ کارترا، ۲۰۰۷؛ کرستین سین، ۲۰۰۷؛ فولر و همکاران، ۲۰۰۷ از روش‌های ریز مقیاس نمایی استفاده نمودند. ویلی و همکاران، ۲۰۰۷ کلیه روش‌های ریز مقیاس نمایی را در چهار گروه: ۱- دینامیکی، ۲- سینوپتیکی، ۳- آماری، ۴- تابع انتقالی طبقه‌بندی کردند. از آنجا که مدل‌های دینامیکی و سینوپتیکی جهت شبیه‌سازی متغیرهای اقلیمی نیاز به کامپیوتر و ابزار پیچیده دارند، امروزه مدل‌های آماری خصوصاً تابع انتقالی بیشتر مورد استفاده قرار می‌گیرند. این گروه بر حسب اینکه بر پایه روابط آماری یا ریاضی استوار باشند، به دو دسته مدل‌های آماری و مدل‌های ریاضی تقسیم‌بندی می‌شوند. از مدل‌های ریاضی می‌توان به شبکه عصبی اشاره نمود. همچنین مدل SDSM یکی از مدل‌های ریز مقیاس نمایی تابع انتقالی آماری بحساب می‌آید. (ویلی و همکاران، ۲۰۰۷) که امروزه به عنوان پرکاربردترین مدل ریز مقیاس نمایی در سطح جهان

تغییر اقلیم و پیامدهای ناشی از آن خصوصاً گرم شدن کره زمین، به عنوان بزرگ‌ترین معصل قرن بیست و یکم شناخته شده است. به طوری که طی چند سال اخیر همواره یکی از محورهای اصلی سران کشورهای صنعتی جهان، مسئله تغییر اقلیم بوده است (صمدی و همکاران ۱۳۸۸). تغییر اقلیم و گرم شدن کره زمین، اثرات سوئی بر منابع مختلف از جمله آب، جنگل، مرتع، اراضی کشاورزی، صنعت و در نهایت زندگی انسان دارد. اولین اثر تغییر اقلیم روی عناصر اتمسفری خصوصاً درجه حرارت و بارش می‌باشد. سپس با توجه به ارتباط بین عناصر اتمسفری و اکوسیستم‌های زمینی، منابع آب، پوشش گیاهی، خاک و همچنین زندگی انسان تحت تأثیر این پدیده قرار خواهد گرفت. بنابراین بررسی روند متغیرهای اتمسفری مانند دما از اهمیت ویژه‌ای برخوردار است. در حال حاضر مدل‌های گردش عمومی جهان^۱ (GCM) تنها ابزاری هستند که اثر تغییر اقلیم در سطح جهانی را برای عناصر اتمسفری در شبکه‌های بزرگ مکانی شبیه‌سازی می‌کنند. این مدل‌ها عناصر اتمسفری را در شبکه‌هایی به ابعاد بین (۱۰۰-۳۰۰) کیلومتر شبیه‌سازی می‌کنند (فانگ و همکاران، ۲۰۱۱). به همین دلیل این مدل‌ها نمی‌توانند اثر شرایط محلی نظیر توپوگرافی، پوشش گیاهی، ... را روی متغیرهای اتمسفری نظیر دما، بارش و ... دخالت دهنند (اکسو، ۱۹۹۹؛ پروهوم و همکاران، ۲۰۰۲؛ فای فانگ و همکاران، ۲۰۱۱). از آنجا که اکثر مطالعات کاربردی و پژوهش‌های اجرایی در اکوسیستم‌های زمینی مانند منابع آب، پوشش گیاهی، در مقیاس حوزه‌های آبخیز صورت می‌گیرد، لذا داده‌های حاصل از مدل‌های سه بعدی گردش عمومی زمین، قابل استفاده در سطح محلی و منطقه‌ای (حوزه آبخیز) نمی‌باشد. (جیورجیا و میراند، ۱۹۹۱؛ هیوستون و کرامنی، ۱۹۹۶؛ ویلی و ویجلی، ۲۰۰۰؛ زوریتا و وان استورچ، ۲۰۰۶؛ کارترا، ۲۰۰۷؛ فای فانگ و همکاران، ۲۰۱۱) لذا به ابزاری نیاز است که بتوان از داده‌های مدل عمومی گردش زمین در مقیاس محلی (سطح حوزه‌های آبخیز) استفاده نمود، به همین منظور دانشمندان روش‌های متعددی ابداع نموده‌اند که به مجموع این روش‌ها، ریز مقیاس نمایی (Downscaling)

۱- Global Circulation Model

کشور ۰/۹٪ کاهش و میانگین دمای کشور به میزان ۰/۵ درجه سانتیگراد افزایش می‌یابد. تورینی و حسامی کرمانی، ۱۳۹۰ شاخص‌های دمایی شهر کرمان را با استفاده از شبکه عصبی شبیه‌سازی نموده و نتیجه‌گیری کردند که میانگین حداقل دمای سالانه شهر کرمان در سه دهه ۲۰۲۰، ۲۰۵۰ و ۲۰۷۰ بترتیب برابر با $25/8$ ، $27/23$ و $29/16$ درجه سانتیگراد خواهد شد. به طور کلی می‌توان گفت تاکنون در نقاط مختلف جهان تحقیقات متعددی در خصوص مقایسه و کارآیی مدل‌های آماری با آماری، آماری با دینامیکی و دینامیکی با دینامیکی صورت گرفته است که در هیچ‌کدام از این تحقیقات مزیت هیچ‌کدام از مدل‌ها نسبت به همدیگر بصورت قطعی به اثبات نرسیده است. به نظر می‌رسد انتخاب مدل مناسب جهت ریزمقیاس نمایی به شرایط اقلیمی، توپوگرافی مناطق بستگی زیادی دارد. بنابراین نیاز است که کارآیی مدل‌های ریزمقیاس نمایی در هریک از مناطق مورد ارزیابی قرار گیرد و در صورت ارائه نتایج قابل قبول، از آن مدل استفاده شود. لذا به همین دلیل تحقیق حاضر به بررسی میزان کارآیی مدل SDSM در شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی با استفاده از خروجی مدل‌های جهانی در مناطق خشک و نیمه‌خشک مورد ارزیابی قرار می‌گیرد تا در صورت ارائه نتایج قابل قبول نسبت به شبیه‌سازی شاخص‌های مورد نظر تا سال ۲۱۰۰ اقدام شود.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه

در این تحقیق، از آمار دمای ایستگاه سینوپتیک شهر کرمان با مختصات جغرافیایی 56° درجه و 58° دقیقه طول شرقی و 30° درجه و 15° دقیقه عرض شمالی استفاده شده است. این ایستگاه در شهر کرمان واقع شده است. ارتفاع آن از سطح دریا 1754 متر و متوسط بارندگی سالانه آن 140 میلیمتر می‌باشد. این ایستگاه نه تنها جزء ایستگاه‌های سینوپتیک کشور می‌باشد، بلکه یکی از 1025 ایستگاه‌های سیستم مشاهده‌ای اقلیم جهانی GCOS^۵ می‌باشد. این سیستم در سال 1992 با همکاری سازمان هواشناسی جهانی و چندین سازمان وابسته به سازمان ملل تأسیس و زیر نظر سازمان هواشناسی جهانی به منظور

شناخته شده است (پالن و همکاران، 2005). تاکنون مطالعات متعددی در خصوص کارایی این مدل در نقاط مختلف جهان و مقایسه آن با سایر مدل‌ها صورت گرفته است. پالن و همکاران، 2005 با استفاده از شبکه عصبی و مدل SDSM داده‌های بارش و دما را دریک حوزه آبخیز در کانادا به منظور ریزمقیاس نمایی مورد ارزیابی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که هر دو روش از دقت بالایی برخوردار می‌باشند. هارفام و ویلبی، 2005 چندین مدل ریزمقیاس نمایی را در مناطق مرطوب انگلستان جهت شبیه‌سازی بارش مورد ارزیابی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که مدل SDSM نسبت به سایر روش‌های ریزمقیاس نمایی ارجحیت دارد. ماکوکم و همکاران، 2009 شش مدل آماری و تابع انتقالی از جمله مدل SDSM و دو مدل دینامیکی را برای شبیه‌سازی بارش‌های سنگین در دو ایستگاه هواشناسی شمال‌غرب و جنوب‌شرق کشور انگلستان مورد ارزیابی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که مدل‌های آماری و تابع انتقالی از دقت بیشتری برخوردار هستند. از بین این مدل‌ها، مدل SDSM در بسیاری از موارد نتایج بهتر نسبت به بقیه ارائه می‌نماید. کوکدنس و برگ، 2009 حساسیت مدل SDSM را به داده‌های بازسازی شده^۱ (NCEP) و^۲ (ECMWF) در جنوب اونتاریو مورد بررسی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که نوع داده‌های بازسازی شده (Reanalyses) تأثیر بسزایی در خروجی مدل برای شبیه‌سازی داده‌های بارش و دما دارد. SDSM زوافی و همکاران، 2011 دو مدل ریزمقیاس نمایی ZO و^۳ NHMM را برای شبیه‌سازی بارش در یک حوزه آبخیز منطقه خشک در چین مورد ارزیابی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که اختلاف معنی‌داری در نتایج آن‌ها مشاهده نمی‌شود. صمدی و همکاران، 1388 به منظور شبیه‌سازی متغیرهای اقلیمی، کارآیی مدل SDSM را در حوزه آبخیز رودخانه کرخه مورد بررسی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که این مدل به منظور شبیه‌سازی متغیرهای اقلیمی دما و بارش از توانایی مناسبی برخوردار است. بابائیان و همکاران، 1388 با استفاده از مدل^۴ LARS-WG اقلیم کشور ایران را در دهه 2020 مورد ارزیابی قرار دادند و نتیجه‌گیری کردند که مقدار بارش

¹ National Centers For Environmental Prediction

² European Center for Medium-range Weather Forecasts

³ Nonhomogeneous Hidden Markov model

⁴ Long Ashton Research Station Weather Generation

⁵ Global Climate Observation System

شمالي) در مدل HadCM3 و ۷۵/۳ درجه (بترتيب شرقی و شمالي) برای مدل CGCM می باشد. ايستگاه کرمان با مختصات جغرافيايی ۵۶ درجه و ۵۸ دقیقه طول شرقی و ۳۰ درجه و ۱۵ دقیقه عرض شمالي در مدل HadCM3 در شبکه $X=16$ و $y=23$ و در مدل CGCM در شبکه $x=33$ و $y=16$ قرار گرفته است. خروجي اين مدلها بدون هیچ تغييری و به طور مستقيم قبل استفاده در مدل SDSM می باشند. در اين تحقيق ما از داده های ۳۰ ساله NCEP از سال ۱۹۶۱ تا ۱۹۹۰ که شامل ۲۶ متغير مستقل اتمسفری می باشد، برای کالibrه کردن و ارزیابی مدل و از داده های مدل CGCM و HADCM3 تحت سناريو A2 و B2 برای شبیه سازی شاخص های دمایی در چهار دوره سی ساله: دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰)، دهه (۲۰۳۹-۲۰۲۰)، دهه (۲۰۵۰-۲۰۶۹) و دهه (۲۰۷۰-۲۱۰۰) استفاده کردیم. ضمناً کلیه متغيرهای در مدل های مذکور و همچنین داده های NCEP بر اساس میانگین دوره ۳۰ ساله (۱۹۶۱-۱۹۹۰) نرمال شده اند.

انتخاب متغيرهای مستقل مناسب جهت پيش‌بياني متغيرهای وابسته

اساس کار مدل های ريزمقیاس آماری تابع انتقالی نظیر مدل SDSM بر پایه ارتباط بین متغيرهای مستقل اتمسفری (فشار سطح دریا، نیروی جريان هوا در سطح زمین و ...) و متغيرهای وابسته زمینی نظیر بارش، دما و ... استوار است. در اين مورد انتخاب متغيرهای مستقل که ارتباط منطقی و مناسبی با متغيرهای وابسته داشته باشند، از اهمیت خاصی برخوردار است (ویلی و همکاران، ۲۰۰۷). بدین منظور مدل SDSM از ضریب تعیین R^2 ضریب همبستگی جزئی $R_{x_1x_2}$ طبق روابط (۱) و (۲) و نمودار پراکنش متغير وابسته و مستقل استفاده می نماید. ضمن اينکه آزمون عدم وابستگی متغيرهای مستقل صورت می گيرد.

$$R^2 = \frac{[\sum(x_i - \bar{x})(y_i - \bar{y})]^2}{\sum(x_i - \bar{x})^2 \sum(y_i - \bar{y})^2} \quad (1)$$

$$R^2_{x_1x_2|x_3} = \frac{(r_{x_1x_2} - r_{x_1x_3} \times r_{x_2x_3})^2}{(1 - r^2_{x_1x_3})(1 - r^2_{x_2x_3})} \quad (2)$$

که در آن:

بررسی تغییرات اقلیمی، ارزیابی میزان تأثیرگذاری تغییرات اقلیمی روی پیشرفت اقتصادی جهان و مدل سازی فعالیت می کند (تورینی و همکاران، ۱۳۹۰). لازم به ذکر است که در کل ایران هفت ايستگاه GCOS وجود دارد که عبارتند از: ايستگاه تبريز، تهران (مهرآباد)، مشهد، شيراز، كرمانشاه، زاهدان و كرمان. از طرفی ايستگاه کرمان در مرکز شهر کرمان و دشت کرمان به عنوان يکی از دشت های مهم استان کرمان که در توسعه اقتصادي و اجتماعی و کشاورزی کرمان نقش مهمی دارد، واقع شده است. مضاف بر اين با توجه به اقلیم حاكم بر آن می تواند به عنوان نماینده مناطق خشک جنوب شرق کشور محسوب شود. بنابراین اين ايستگاه از نظر اهمیت، دقت آمار ثبت شده و نماینده مناطق خشک جنوب کشور از اهمیت خاصی برخوردار است و به همین دلیل به منظور اين تحقيق انتخاب شده است.

داده های استفاده شده در اين تحقيق

در اين تحقيق پنج سري داده شامل: داده های دما ايستگاه سينوپتيك شهر کرمان، داده های مرکز ملی پيش‌بياني متغيرهای محيطی کانادا و داده های دو مدل HADCM3 و CGCM تحت سناريو A2 و B2 مورد استفاده قرار گرفت. داده های ايستگاه شهر کرمان شامل: حداکثر مطلق، حداقل مطلق و میانگین دمای روزانه از اول ژانویه سال ۱۹۶۱ تا پایان دسامبر ۱۹۹۰ جهت کالibrه نمودن و واسنجی مدل مورد استفاده قرار گرفتند. (IPCC دوره ۱۹۶۱-۱۹۹۰ را به عنوان دوره پایه برای مقایسه سناريوهای تغيير اقلیم پيشنهاد نموده است). بدین منظور اين دادها ابتدا به فرمت قابل قبول مدل SDSM تبدیل شدند. (هریک از متغيرها در مقیاس روزانه و بترتیب در یک ستون جداگانه و به صورت فایل متغیر آماده شدند). داده های مدل های CCGM و HadCM3 همراه با داده های مشاهده مربوط به مرکز ملی پيش‌بياني متغيرهای محيطی کانادا از طریق سایت

<http://www.cics.uvic.ca/scenarios/index.cgi?Scenarios> قابل دسترسی می باشند. اين داده ها در شبکه هایی به ابعاد ۲/۵ در ۷۵/۳ درجه (بترتیب شرقی و

داده‌های مرکز ملی پیش‌بینی متغیرهای محیطی کانادا NCEP به دو دوره ۱۵ ساله (۱۹۶۱-۱۹۷۵) و (۱۹۹۰-۱۹۷۵) تقسیم شدند. از ۱۵ سال اول برای کالیبره کردن مدل با استفاده از روش بهینه‌سازی حداقل مربعات استفاده شد. بعد از کالیبره نمودن مدل به منظور حصول اطمینان از این که مدل توانایی شبیه‌سازی داده‌ها را خارج از محدوده زمانی کالیبراسیون دارد، نیاز است مدل ارزیابی شود. بدین منظور با استفاده از مدل SDSM کالیبره شده، شاخص‌های دمایی (متوسط حداقل درجه حرارت، متوسط حداقل درجه حرارت و میانگین درجه حرارت روزانه) برای دوره ۱۵ ساله (۱۹۷۶-۱۹۹۰) شبیه‌سازی شدند. سپس با مقایسه داده‌های مشاهده‌ای و داده‌های شبیه‌سازی شده، کارایی مدل برای ایستگاه کرمان مورد بررسی قرار گرفت. در این تحقیق به منظور بررسی میزان کارایی مدل از دو معیار میانگین خطای مطلق و نمودار پراکندگی باقی‌مانده‌ها استفاده گردید (روابط ۳ و ۴). همچنین در آخرین مرحله ارزیابی به منظور بررسی میزان حساسیت مدل SDSM به خروجی مدل‌های جهانی شاخص‌های دمایی مذکور با استفاده از داده‌های دو مدل جهانی CGCM و HadCM3 در دو دوره ارزیابی (۱۹۷۵-۱۹۸۱) و دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰) شبیه‌سازی و سپس با داده‌های مشاهده‌ای مقایسه شدند.

$$MAE = \frac{1}{n} \sum_{i=1}^n |x_{iob} - x_{ie}| \quad (3)$$

که در آن

x_{iob} : مقدار مشاهده شده متغیر مورد نظر

x_{ie} : مقدار شبیه‌سازی شده متغیر مورد نظر

MAE: میانگین خطای مطلق.

هر چه مقدار MAE کمتر باشد، نشان دهنده این است که مدل متغیر مورد نظر را با دقت بیشتری برآورد نموده است. اگر MAE صفر باشد، بدین معنا است که مدل به طور کامل و دقیق متغیر مورد نظر را شبیه می‌نماید.

$$y - \hat{y} = e \quad (4)$$

که در آن

R^2 : ضریب تعیین

x_1 : مقدار i ام متغیر مستقل

\bar{x} : متوسط مقدار متغیر مستقل

y_i : مقدار متغیر وابسته

\bar{y} : میانگین متغیر وابسته

$R^2_{x_1x_2}$: ضریب همبستگی جزئی بین دو متغیر وابسته و مستقل

x_1 و x_2 : متغیرهای مستقل

x_3 : مقدار متغیر مستقلی که مقدار آن ثابت فرض می‌شود.

مدل SDSM

این مدل اولین بار در سال ۲۰۰۲ توسط ویلی و همکاران تحت عنوان نسخه ۲/۱ ارائه شد. در سال ۲۰۰۳، ۲۰۰۴ و ۲۰۰۷ به ترتیب نسخه ۳/۲، ۲/۲ و ۴/۲ که توسعه یافته نسخه ۲/۱ می‌باشد توسط ویلی و همکاران ارائه شد. در این تحقیق از نسخه ۴/۲ جهت ریزمقیاس نمایی شاخص‌های دمایی استفاده گردید. این مدل از نوع مدل‌های تابع انتقالی است در واقع بهترین هیبریدی از مدل‌های رگرسیونی و مدل‌های آماری به حساب می‌آید (ویلی و همکاران، ۲۰۰۷). تاکنون کارایی آن در نقاط مختلف جهان مورد ارزیابی قرار گرفته است. بطوریکه نسبت به سایر مدل‌های ریزمقیاس نمایی نتایج رضایت بخشی را ارائه نموده است. این مدل قادر است در هر مرحله اجرا، بین ۱ تا ۱۰۰ بار داده‌ها را شبیه‌سازی نماید. (جهت اطلاع از جزئیات بیشتر به راهنمای مدل ویلی و همکاران، ۲۰۰۷ مراجعه شود). در این تحقیق جهت بهینه‌سازی تعداد دفعات شبیه‌سازی، از معیار میانگین خطای مطلق MAE^۱ استفاده شد. بدین ترتیب که مدل در مرحله واسنجی به تعداد ۳۰، ۲۰، ۱۰ ... و ۱۰۰ بار شبیه‌سازی، مورد ارزیابی قرار گرفت و تعداد دفعاتی که کمترین میانگین خطای مطلق را داشت، به عنوان مبنای شبیه‌سازی قرار گرفت.

ارزیابی و واسنجی مدل

به منظور کالیبره نمودن و واسنجی مدل SDSM داده‌های مورد استفاده، ایستگاه مشاهده‌ای شهر کرمان و

¹- Mean Absolut Error

نتایج

انتخاب متغیرهای مستقل جهت پیش‌بینی شاخص‌های دمایی و کالیبره کردن مدل

در مدل‌های تابع انتقالی مانند مدل SDSM قبل از کالیبره کردن مدل لازم است متغیرهای اقلیمی که بیشترین همبستگی را با شاخص‌های دمایی مورد نظر دارند، تعیین گردند. در این تحقیق برای بررسی رابطه هر یک از شاخص‌های دمایی، (متوسط حداکثر، متوسط حداقل و میانگین درجه حرارت روزانه) با متغیرهای مستقل اتمسفری (NCEP) مراحل انتخاب متغیرهای و کالیبره کردن مدل برای هریک از شاخص‌های دمایی به صورت مستقل صورت گرفت. جدول (۱) متغیرهای مورد استفاده در کالیبره نمودن مدل را به تفکیک شاخص‌ها نشان می‌دهد. بر اساس این جدول دمای متوسط در ارتفاع دو متری سطح زمین، فشار متوسط هوا در سطح دریا و ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال به ترتیب بیشترین فراوانی را دارا می‌باشند. بعد از تعیین متغیرهای مناسب، نسبت به کالیبره کردن مدل اقدام شد. در مدل SDSM نتایج حاصل از مرحله کالیبراسیون در یک فایل با فرمت استاندارد و پسوند PRA.* ذخیره می‌شود که در موقع لزوم می‌توان از آن جهت شبیه‌سازی استفاده نمود.

e مقدار باقی‌ماندها و \bar{e} مقدار مشاهده‌ای متغیر مورد نظر و \hat{e} مقدار شبیه‌سازی شده متغیر مورد نظر می‌باشد.

چنانچه مقدار باقی‌ماندها (e) در رابطه (۴) را در مقابل مقادیر مشاهده‌ای متغیر مورد نظر در یک محور مختصات که محور X ها مربوط به مقدار واقعی متغیر مورد نظر و محور y ها مربوط به e می‌باشد، رسم کنیم، اگر نقاط در جهت محور X و نزدیک به آن باشند، نشان دهنده دقیق مدل در شبیه‌سازی متغیر مورد نظر می‌باشد. در غیر این صورت مدل از دقیق بالایی برخوردار نیست.

شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی تا سال ۲۱۰۰

بعد از واسنجی مدل و حصول اطمینان از نتایج مدل در شبیه‌سازی، شاخص‌های دمایی: میانگین دمای روزانه، متوسط حداکثر و حداقل، دمای مطلق و حداکثر و حداقل *HadCM3* دما مطلق در ایستگاه کرمان برای دو مدل GCGM برای تحت سناریوهای A_2 و B_2 و همچنین مدل *HadCM3* دوره‌های ۳۰ ساله: پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰)، دهه (۲۰۰۰-۲۰۳۹)، دهه (۲۰۴۰-۲۰۶۹) و دهه (۲۰۷۰-۲۱۰۰) شبیه‌سازی شدند.

جدول (۱): متغیرهای مستقل مورد استفاده جهت کالیبره نمودن مدل به تفکیک شاخص

شاخص	<i>HadCM3</i>	<i>GCGM</i>
متوسط حداقل	میانگین فشار در سطح دریا، رطوبت و بیشه در سطح زمین، دمای متوسط در ارتفاع ۲ متری از سطح زمین، درجه حرارت ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال-	میانگین فشار در سطح دریا، دمای متوسط در ارتفاع دو متری سطح زمین، ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۸۵۰ هکتوپاسکال، سرعت منطقه‌ای از سطح جریان هوا-
متوسط حداکثر	میانگین فشار در سطح دریا، رطوبت و بیشه در سطح زمین، دمای متوسط در ارتفاع ۲ متری از سطح زمین، سرعت مداری جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ درجه حرارت هکتوپاسکال، ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۸۵۰ هکتوپاسکال-	دما متوسط در ارتفاع ۲ متری سطح زمین، ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، شدت جریان در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، سرعت منطقه‌ای جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، سرعت نصف النهار جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال-
متوسط درجه حرارت روزانه	فشار متوسط در سطح دریا، دمای متوسط در ارتفاع ۲ متری از سطح زمین، ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، سرعت منطقه‌ای جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ ارتفاع معادل هکتوپاسکال-	ژئوپتانسیل در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، دمای متوسط در ارتفاع ۲ متری از سطح زمین، شدت جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، سرعت منطقه‌ای جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال، سرعت نصف النهار جریان هوا در ارتفاع معادل ۵۰۰ هکتوپاسکال

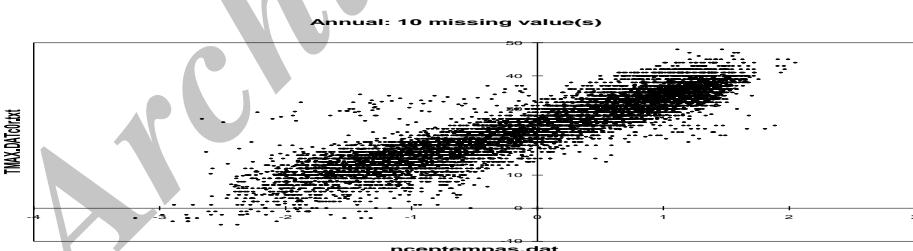
کلیه متغیرهای فوق و همچنین هر ۲۶ متغیر اتمسفری محاسبه شده در مرکز ملی پیش‌بینی متغیر محیطی کاتانا بدون بُعد می‌باشند (نرمال شده اند).

داده نشده است)، ضریب همبستگی و نمودار پراکندگی مناسب است. براساس این نمودار، متغیر مستقل متوسط دما در ارتفاع دو متری سطح زمین داده‌های NCEP همبستگی بسیار بالایی با حداکثر درجه حرارت ایستگاه کرمان دارد. بنابراین می‌توان از آن بعنوان متغیر مستقل در تعیین متغیر وابسته (درجه حرارت) استفاده نمود.

به منظور انتخاب مناسب‌ترین متغیر مستقل، از شاخص‌های، ضریب رگرسیون و نمودار پراکندگی نقاط استفاده شد. جدول(۲) ضریب هریک از متغیرها و شکل(۱) نمودار پراکندگی بین متغیر مستقل متوسط درجه حرارت داده‌های NCEP و متوسط حداکثر دما در ایستگاه کرمان را نشان می‌دهد که از درجه همبستگی بالایی برخوردار است. برای سایر شاخص‌های دمایی (نشان

جدول(۲): ضریب پارامترهای های مدل جهت شبیه سازی حد اکثر درجه حرارت

R^2	SE	ضریب رطوبت در ارتفاع ۲ متری از سطح زمین	ضریب متوسط درجه حرارت نسی در سطح زمین	ضریب ژئوپتانسیل در ارتفاع ۵۰۰ هکتوپاسکال	ضریب فشار متوسط سطح دریا	عرض از مبدأ	ماه
۰/۵	۳/۸	۸/۴	-۱/۲	-۱/۱	-۰/۵	۲۳/۷	ژانویه
۰/۷	۳/۲	۹/۸	-۰/۵	-۰/۸	۰/۱	۲۴/۱	فوریه
۰/۵	۲/۹	۷/۳	-۰/۴	-۰/۵	-۰/۴	۲۲/۸	مارس
۰/۶	۲/۹	۶/۴	-۰/۲	-۰/۲	-۰/۲	۲۳/۳	آوریل
۰/۶	۲/۷	۷/۵	-۱/۷	-۰/۶	۰/۴	۲۴/۳	می
۰/۱	۴	۳/۳	-۲/۸	-۰/۶	-۰/۹۸	۲۸/۳	جولی
۰/۳	۲/۸	۴/۷	-۰/۴	-۰/۳	-۱/۹	۲۸/۷	جولای
۰/۵	۲/۹	۵/۱	-۰/۳	۰/۰۴۶	-۲/۵	۲۷/۹	آگوست
۰/۵	۲/۵	۶/۷	۱/۱	-۱/۱۵۳	-۱/۸	۲۸/۲	سپتامبر
۰/۶۰۰	۲/۳۳۵	۶/۷۰۸	-۱/۲۴۳	-۰/۰۸۲۳	-۰/۹۸۲	۲۸/۸۵۰	اکتبر
۰/۶۰۸	۲/۴۳۶	۶/۹۳۰	-۰/۸۰۵	-۱/۰۴۶	-۰/۵۱۰	۲۴/۴۴۷	نوامبر
۰/۴۶۹	۳/۱۱۵	۶/۹۸۹	-۰/۹۱۵	-۰/۳۷۱	۰/۱۰۶	۲۲/۷۱۹	دسامبر

SE خطای استاندارد، R^2 ضریب تعیین

شکل(۱): نمودار پراکندگی متوسط حداکثر درجه حرارت مشاهده‌ای کرمان در مقابل متوسط درجه حرارت داده‌های NCEP

- بهینه سازی تعداد دفعات شبیه سازی

جدول شماره (۳) میانگین خطای مطلق را به ازای تعداد دفعات شبیه‌سازی نشان می‌دهد. طبق این جدول علی‌رغم اینکه مدل حساسیت چندانی به تعداد دفعات شبیه‌سازی ندارد. اما زمانی که تعداد دفعات شبیه‌سازی به ۶۰ بار می‌رسد، کمترین میانگین خطای ممکن را دارا می‌باشد. از این مرحله به بعد تعداد ۶۰ بار شبیه‌سازی مبنای ادامه تحقیق قرار گرفت.

جدول (۳): ارتباط بین تعداد دفعات شبیه سازی مدل و میانگین خطای مطلق

میانگین خطای مطلق	تعداد دفعات شبیه سازی
۰/۵۵۴	۱۰
۰/۵۵۲	۲۰
۰/۵۵۲	۳۰
۰/۵۵۸	۴۰
۰/۵۵۵	۵۰
۰/۵۴۸	۶۰
۰/۵۵	۷۰
۰/۵۵۵	۸۰
۰/۶۵۴	۹۰
۰/۵۵۲	۱۰۰

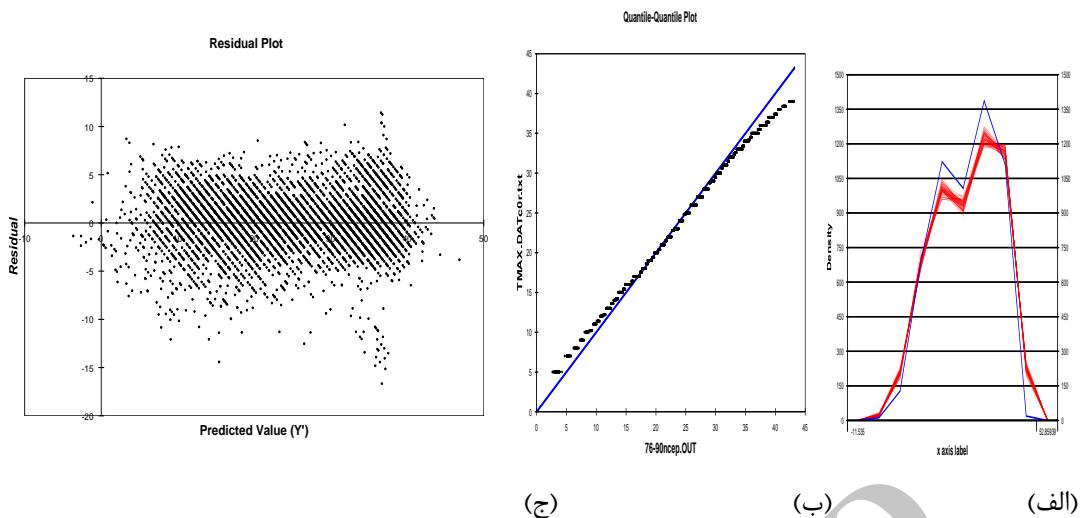
ترتیب برابر با: ۲۴/۷۲ ، ۲۳/۷۸ ، ۲۰/۱ ، ۰/۰۸ ، ۰/۰۱) و (۱۶/۳۵ ، ۱۶/۸۹) درجه سانتیگراد میباشد. میانگین مشاهده شده شاخص های دمایی مذکور برای دوره ارزیابی به ترتیب برابر با: ۲۴/۷۱ ، ۸/۱۴ و ۱۶/۳۵ درجه سانتیگراد است. بنابراین اختلاف بین میانگین مشاهده ای و شبیه سازی برای شاخص های مورد نظر و مدل ها به ترتیب برابر با: (۰/۰۱ ، ۰/۰۹۳ ، -۰/۰۳) و (۰/۰۶ ، ۰/۰۳) درجه سانتی گراد است که در تمامی موارد مدل *HadCM3* نتایج بهتری را ارائه نموده است.

شبیه سازی شاخص های دمایی در دوره پایه (۱۹۹۰-۱۹۶۱)

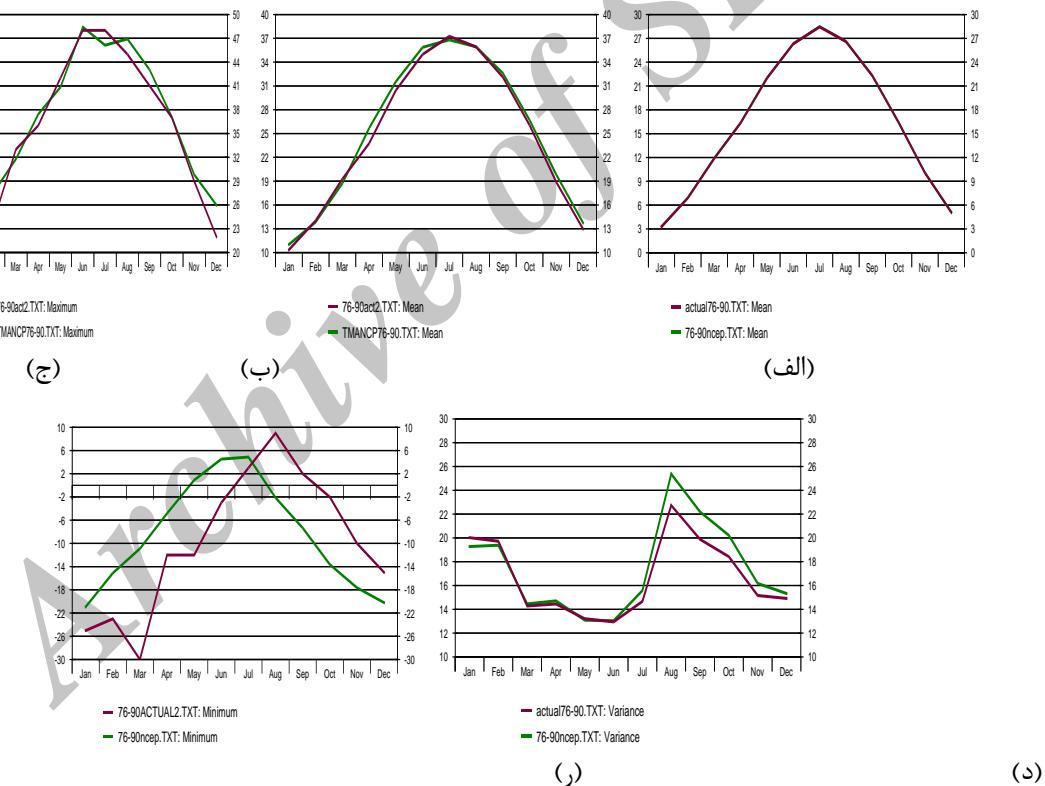
جدول (۵) مقادیر ۵ شاخص دمایی (میانگین، متوسط حداقل و حداقل، حداقل مطلق و حداقل مطلق درجه حرارت) را برای داده های مشاهده ای و شبیه سازی شده تحت سناریوهای *A2* و *B2* مدل جهانی *Hadcm3* و مدل *CGCM* نشان می دهد. میانگین خطای مطلق برای متوسط درجه حرارت ماهانه برای سه مدل به ترتیب برابر با ۰/۰۸ و ۰/۰۷ است. همچنین دامنه تغییرات ماهانه مقادیر مشاهده ای با شبیه سازی شده برای سه مدل به ترتیب برابر با (۰/۰۷ ، ۰/۰۶) و (۰/۰۴ و ۰/۰۳) درجه سانتی گراد است. بیشترین اختلاف بین داده های مشاهده ای و داده های شبیه سازی شده در مدل *HadCM3* مربوط به ماه های فصل تابستان و در مدل *CGCM* مربوط به ماه های فصل بهار می باشد. درصد خطا در مدل *HadCM3* به جز ماه آگوست که حدود ۱۳ درصد است، برای سایر ماه ها کمتر از ۸ درصد می باشد. در صورتی که مدل *CGCM* در شبیه سازی داده ها از دقت متری برخوردار است و درصد خطای آن در آوریل به ۴۰ درصد هم می رسد.

ارزیابی مدل اشکال (۲ و ۳) معیارهای ارزیابی و شاخص های دمایی شبیه سازی شده با استفاده از متغیرهای NCEP و همچنین داده ای واقعی در دوره ارزیابی مدل را نشان می دهد. چنانچه مشخص است که شاخص های ارزیابی نظیر فراوانی داده ها (شکل ۲ الف)، نمودار پراکنش داده ها (شکل ۲ ب)، نمودار پراکنش باقیمانده ها (شکل ۲ ج) و همچنین شاخص های دمایی شکل (۳) (الف تا ر، نمودار داده های مشاهده ای و شبیه سازی شده) حکایت از آن دارد که مدل SDSM از کارآیی مناسبی جهت ریز مقیاس نمایی شاخص های دمایی با استفاده از داده های NCEP برخوردار است. نتایج حاصل از شبیه سازی دوره ارزیابی مدل همراه با داده های مشاهده ای در جدول (۴) ارائه شده است. چنانچه از این جدول مشخص است، نوع داده های NECP مدل های جهانی و همچنین نوع متغیر وابسته در میزان دقت شبیه سازی مدل مؤثر است. به عنوان مثال مدل *HadCM3* در مقایسه با مدل *CGCM* متوسط حداقل درجه حرارت و متوسط دمای روزانه را به مراتب بهتر شبیه سازی می کند، در حالیکه مدل *CGCM* در شبیه سازی متوسط حداقل درجه حرارت، نتایج بهتری را ارائه می نماید. میانگین خطای مطلق برای متوسط حداقل درجه حرارت، متوسط حداقل درجه حرارت و میانگین دمای روزانه به ترتیب برای دو مدل جهانی *HadCM3* و *CGCM* برابر با (۰/۰۲ ، ۰/۰۴) و (۰/۰۲ ، ۰/۰۳) درجه سانتی گراد است. علی رغم اختلاف بین خروجی دو مدل در شبیه سازی شاخص های دمایی به تفکیک ماه، اختلاف میانگین سالانه شاخص های دمایی ناچیز بوده و نتایج حاصل از خروجی هر دو مدل در برآورد میانگین شاخص های دمایی در مقیاس سالانه از دقت مناسبی برخوردار می باشد.

متوسط حداقل، حداقل و میانگین، روزانه درجه حرارت شبیه سازی شده در دوره ارزیابی توسط دو مدل به



شکل(۲): (الف) فراونی داده‌ها مشاهده‌ای و شبیه‌سازی (ب) نمودار پراکنش داده‌ها مشاهده‌ای در مقابل داده‌های شبیه‌سازی شده (ج) نمودار پراکش باقی مانده‌ها در مقابل حد اکثر درجه حرارت، در دوره ارزیابی (۱۹۷۶-۱۹۹۰)



شکل(۳): نمودار مقادیر مشاهده‌ای و شبیه‌سازی شده الف متوسط روزانه (ب) حد اکثر مطلق (ج) حد اکثر مطلق (د) متوسط حد اقل و (ر) حداقل مطلق درجه حرات ایستگاه کرمان در دوره ارزیابی مدل (بالاستفاده از داده‌های HadCM3 NCEP مدل)

بیش از مقدار مشاهده‌ای دما را تخمین زده است) در سایرماه‌های سال متوسط دما را بخوبی شبیه‌سازی نموده است. اما بر اساس داده‌های حاصل از مدل CGCM در ماه‌های فصل زمستان و بهار درجه حرارت کمتر از مقدار

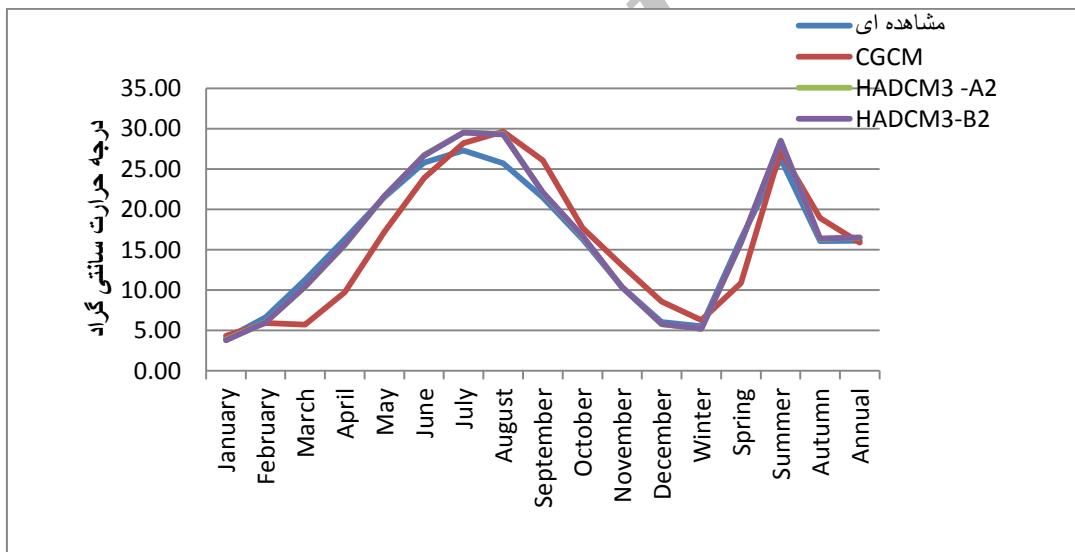
شکل (۴) نمودار داده‌های مشاهده‌ای و شبیه‌سازی شده را در دوره پایه (۱۹۶۰-۱۹۹۰) نشان می‌دهد. چنانچه مشخص است داده‌های حاصل از مدل HadCM3 تحت هر دو سناریو A2 و B2 به استثناء فصل تابستان (که

شبیه‌سازی شده توسط مدل SDSM با استفاده از داده‌های حاصل از مدل‌های جهانی CGCM و HadCM3 در دهه‌های ۱۹۷۰ تا ۲۰۸۰ را به تفکیک ماههای سال نشان می‌دهد. براساس این نمودارها افزایش متوسط و حداقل مطلق درجه حرارت در فصل تابستان نسبت به سایر فصول سال از رشد بالاتری برخوردار است. رشد این دو شاخص دمایی در ماه آگوست به حداقل مقدار خود می‌رسد. دردهه ۱۹۷۰ (۱۹۹۰-۱۹۶۱) متوسط درجه حرارت در ماه آگوست برابر $25/69$ درجه سانتی‌گراد است. اما این مقدار در دهه ۲۰۸۰ ($20/80-21/00$) بر اساس خروجی دو مدل HadCM3 و CGCM تحت سناریوهای A2 و B2 به ترتیب برابر با $40/3$ ، $37/3$ و 35 درجه سانتی‌گراد می‌رسد (شکل ۶ نمودار الف). بنابراین اختلاف درجه حرارت در ماه آگوست در دوره پایه و دهه $20/80$ برای سه مدل فوق بترتیب برابر با $13/6$ ، $11/6$ و $9/4$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. در خصوص حد اکثر مطلق درجه حرارت بیشترین افزایش در ماه آگوست دیده می‌شود. اختلاف حداقل درجه حرارت مطلق در دوره پایه با دهه $20/80$ برای ماه مذکور در دو مدل مورد نظر به ترتیب برابر با $9/3/8$ و $6/2$ درجه سانتی‌گراد خواهد بود. حداقل درجه حرارت مطلق در دوره پایه -30 درجه سانتی‌گراد مربوط به ماه ژانویه می‌باشد. این شاخص برای همین ماه در دهه $20/80$ برای سه مدل مذکور بترتیب برابر با $15/5$ ، $15/8$ و 18 درجه سانتی‌گراد می‌باشد. اگرچه حداقل مطلق درجه حرارت اختلاف محسوسی نسبت به دوره پایه دارد (در سه مدل به ترتیب $14/5$ ، $12/2$ و $12/1$ درجه سانتی‌گراد). ذکر این نکته ضروری است، مدل در شبیه‌سازی حداقل مطلق درجه حرارت از دقت بالایی برخوردار نمی‌باشد.

واقعی و در ماههای آخر فصل تابستان و ماههای فصل پاییز بیشتر از مقدار واقعی برآورد شده است. مقدار مشاهدهای متوسط درجه حرارت، حداقل مطلق درجه حرارت، حداقل مطلق درجه حرارت در دوره پایه به ترتیب برابر با $16/1$ ، 48 و 30 درجه سانتی‌گراد می‌باشد. جدول (۶) مقادیر شاخصهای دمایی (متوسط، حداقل و حداقل مطلق درجه حرارت سالانه) را در دوره پایه ($1990-1961$) و دهه‌های $20/80$ و $20/50$ در ترتیب مدل در ایستگاه کرمان نشان می‌دهد. بر اساس این جدول، متوسط درجه حرارت سالانه توسط داده‌های هر سه مدل در دوره پایه به خوبی شبیه‌سازی شده است. همانطور که مشخص است اختلاف درجه حرارت شبیه‌سازی شده توسط مدل CGCM و سناریوهای A_2 و B_2 در مدل HadCM3 با مقدار مشاهدهای در دوره پایه به ترتیب برابر با $0/2$ ، $0/4$ و $0/4$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد، که به ترتیب معادل $1/2$ ، $2/4$ و $2/4$ درصد خطأ است. بنابراین می‌توان استنباط کرد که مدل SDSM در شبیه‌سازی شاخصهای مذکور (با استفاده از داده‌های هر دو مدل جهانی) از توانایی بالایی برخوردار است. همچنین متوسط درجه حرارت سالانه برای دوره‌های 30 ساله ($1990-1961$ ، $2010-2309$ ، $2040-2069$) و ($2100-2080$) برای مدل CGCM به ترتیب برابر با $16/1$ ، $18/5$ و $20/17$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. با فرض ثابت بودن درصد خطای مدل در طول دهه‌های مذکور متوسط درجه حرارت، در دوره‌های آتی به ترتیب برابر با: $18/25$ و $19/9$ و $23/7$ خواهد بود. بنابراین اختلاف درجه حرارت در آستانه سال 2100 برای ایستگاه کرمان نسبت به دوره پایه ($1961-1990$) تحت سناریوی CGCM برابر با $7/6$ درجه سانتی‌گراد خواهد شد. که به طور متوسط افزایش درجه حرارت $2/2$ درجه سانتی‌گراد در هر 30 سال را خواهیم داشت. به همین روش افزایش متوسط درجه حرارت تحت سناریو A_2 و B_2 از مدل HadCM3 به طور متوسط برای هر دوره 30 ساله برابر با: $1/36$ و $1/3$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. درخصوص حداقل مطلق درجه حرارت در دوره پایه اختلاف مقادیر در دوره پایه و آستانه سال 2100 به ترتیب دو مدل و سناریو برابر با: $0/2$ و $0/8$ و $1/8$ درجه سانتی‌گراد است. که اختلاف معنی‌داری با دوره پایه ندارد (شکل ۵). متوسط درجه حرارت، متوسط حداقل، متوسط حدقل، حداقل مطلق و حداقل مطلق دما

جدول (۵): مقدار شاخص‌های دمایی سالانه دوره پایه و شبیه سازی شده به تفکیک سناریو (درجه سانتی گراد)

دوره	دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰)				۲۰۱۰-۲۰۳۹				۲۰۴۰-۲۰۶۹				۲۰۷۰-۲۱۰۰			
	دما متوسط سالانه	حداکثر مطلق	حداقل مطلق	متوسط	حداکثر مطلق	حداقل مطلق	متوسط	حداکثر مطلق	حداقل مطلق	متوسط	حداکثر مطلق	حداقل مطلق	متوسط	حداکثر مطلق	حداقل مطلق	
- دوره پایه (۱۹۹۰-۱۹۶۱)	۱۶/۱	۴۸	-۳۰	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-	-
CGCM	مقدار	۱۵/۹	۵۱/۸۰	-۲۳/۶	۱۸/۵	۵۳/۵	-۲۲/۴۰	۲۰/۱۷	۵۵/۵	-۲۱/۹	۲۴	۵۷/۸	-۲۳/۴			
	تغییرات	۰/۲	۳/۸	-۶/۶	۲/۴	۵/۵	۷/۶	۴/۱	۷/۵	-۸/۱	۷/۹	۹/۸	-۶/۶			
	درصد	۱/۲	۷/۹	۰/۲۱												
A ₂	مقدار	۱۶/۵	۴۹/۳	-۲۰/۴	۱۷/۶	۵۲/۳	-۲۱/۲	۱۸/۹	۵۴/۲	-۲۰/۲	۲۰/۶۵	۵۶/۶	-۱۹/۲			
	تغییرات	۰/۴	۱/۳	-۹/۶	۱/۵	۴/۳	-۸/۸	۲/۸	۶/۲	-۹/۸	۴/۵۵	۸/۶	۱۰/۸			
	درصد	۲/۴	۲/۷													
B ₂	مقدار	۱۶/۵	۵۱	۲۰/۴	۱۷/۵۴	۵۲/۱	-۲۰/۷	۱۸/۵۳	۵۳/۶	-۲۰/۴	۱۹/۶	۴۵/۵	-۱۹/۷			
	تغییرات	۰/۴	۳	-۹/۶	۱/۴	۴/۱	-۹/۳	۲/۴۳	۵-۶	-۹/۶	۳/۵	۶/۵	-۱۰/۳			
	درصد	۲/۴	۶/۲													



شکل (۴): نمودار متوسط درجه حرارت مشاهده‌ای و شبیه سازی شده با استفاده از داده‌های هریک از مدل‌ها در دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰) در ایستگاه کرمان

حداقل هفت درجه سانتی‌گراد تفاوت دارد. بنا براین بخش قابل ملاحظه‌ای از این اختلاف مربوط به خطای مدل

است.

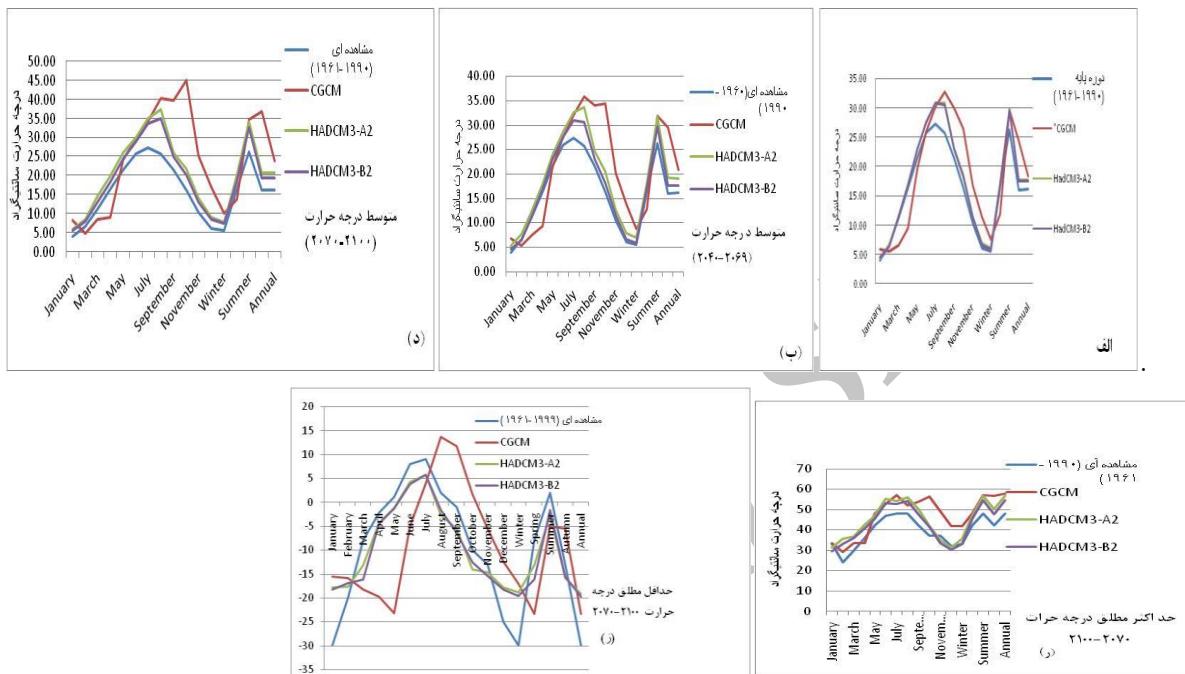
شبیه‌سازی شاخص دمایی به تفکیک مدل تا سال ۲۱۰۰

زیرا مقدار تخمین این شاخص توسط مدل با مقدار مشاهده‌ای آن در دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰) در ماه ژانویه

بحث و نتیجه‌گیری

رایین تحقیق کارایی مدل SDSM جهت شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی مورد ارزیابی قرار گرفت.

زیرا اختلاف مقادیر شبیه‌سازی شده در دوره پایه با ۲۰۸۰ برای این شاخص دمایی و برای ماه ژانویه برای دو مدل بترتیب برابر با $4/5$ و $4/1$ درجه سانتی‌گراد است که کمتر از میزان خطای مدل می‌باشد. شکل(۶) نمودار (ز) حداقل مطلق درجه حرارت در دوره پایه و دهه ۲۰۸۰ نشان را می‌دهد.



شکل(۶): نمودار متوسط درجه حرارت مشاهده‌ای در دوره پایه و شبیه‌سازی، (الف) دهه ۲۰۸۰ (ب) دهه ۲۰۵۰، (د) دهه ۲۰۸۰ و (ز) حداقل مطلق درجه حرارت در دوره پایه و دهه ۲۰۸۰ به تفکیک مدل

مدل از توانایی قابل ملاحظه‌ای برخوردار نمی‌باشد. اختلاف حداقل مطلق درجه حرارت در دوره ارزیابی و پایه با داده‌های مشاهده‌ای بترتیب برابر با: $8/7$ و $8/0$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. بنابراین حداقل خطا برابر با 30 درصد می‌باشد. عدم توانایی مدل در شبیه‌سازی این شاخص را می‌توان ناشی از موقعیت ایستگاه شهر کرمان (واقع شدن در بین ارتفاعات)، راکد بودن هوا و نشست آن در شب‌های سرد زمستان دانست. یا به عبارتی حداقل دمای مطلق بیشتر تحت تاثیر شرایط محلی قرار می‌گیرد. در حالی که سایر شاخص‌های دمایی بیشتر از شرایط جهانی و منطقه‌ای تبعیت می‌کنند. لذا مدل در شبیه‌سازی آن‌ها توانایی بیشتری دارد چرا که داده‌های NCEP و مدل‌های جهانی براساس شرایط منطقه‌ای و جهانی گردش عمومی جو زمین شبیه‌سازی شده‌اند. بطور کلی می‌توان نتیجه‌گیری کرد مدل SDSM در شبیه‌سازی شاخص‌های

نتایج حاصل از دوره ارزیابی (۱۹۷۶-۱۹۹۰) با استفاده از داده‌های NCEP و همچنین نتایج حاصل از دوره پایه (۱۹۶۱-۱۹۹۰) با استفاده از داده‌های دو مدل گردش عمومی جو (CGCM و HadCM3) نشان داد که مدل SDSM در شبیه‌سازی متغیرهایی همچون: متوسط، متوسط حداقل و حداقل و حداقل مطلق دما در دوره ارزیابی و پایه از توانایی قابل قبولی برخوردار است. اختلاف بین مقادیر مشاهده‌ای و شبیه‌سازی شاخص‌های مذکور در دوره ارزیابی و پایه برای دو مدل و دو سناریو بترتیب برابر با: $(0/۰۱, 0/۰۱)$ ، $(0/۰۲, 0/۰۲)$ و $(0/۰۳, 0/۰۳)$ درجه سانتی‌گراد می‌باشد. در تمام موارد درصد خطا کمتر از 5 درصد است. همچنین در مورد کلیه شاخص‌های مذکور برخلاف حداقل مطلق درجه حرارت سالانه، استفاده از داده‌های مدل HadCM3 در مقایسه با مدل CGCM نتایج بهتری ارائه نموده است. اما درخصوص حداقل مطلق دما،

نتایج این تحقیق در این بخش با یافته‌های تورینی و همکاران (۱۳۹۰)، بابایان و همکاران (۱۳۸۸)، صمدی و همکاران (۱۳۸۸)، مالکوم و همکاران (۲۰۰۹)، زاوی و همکاران (۲۰۱۱) مطابقت دارد بنابراین استفاده از مدل SDSM به منظور شبیه‌سازی شاخص دمایی به استثناء حداقل مطلق درجه حرارت در مناطق خشک و نیمه‌خشک می‌تواند توصیه شود. در خصوص حداقل درجه حرارت پیشنهاد می‌شود سایر روش‌ها مورد ارزیابی قرار گیرند و نتایج آن‌ها با مدل SDSM مقایسه و بهترین روش انتخاب گردد. همچنین روند افزایش درجه حرارت در ایستگاه مذکور و مناطق مشابه زنگ خطری برای کلیه برنامه‌های زیرین و مسئولین بخش‌های منابع طبیعی، محیط زیست، منابع آب و ... می‌باشد. تا اقدامات لازم جهت سازگاری و یا تعديل خسارات ناشی از آن در دستور کار قرار گیرد.

دمایی در ایستگاه کرمان از توانایی قابل قبولی برخوردار می‌باشد.

در عین حال نوع شاخص دمایی و مدل‌های گردش عمومی جو در دقت شبیه‌سازی موثر می‌باشند. نتایج این تحقیق با نتایج حاصل از کار کوکیدس و برگ (۲۰۰۹)، هارفام و ویلبی (۲۰۰۵)، صمدی و همکاران (۱۳۸۸) مطابقت دارد. همچنین شبیه‌سازی شاخص‌های دمایی مذکور در ایستگاه کرمان تا سال ۲۱۰۰ نشان می‌دهد کلیه این شاخص‌ها افزایش قابل ملاحظه‌ای دارند که در بسیاری از موارد روند افزایش این شاخص‌ها در ایستگاه مذکور نسبت به متوسط رشد جهانی به مراتب بیشتر است. بعنوان مثال متوسط درجه حرارت سالانه ایستگاه کرمان از ۱۶/۱ در دوره پایه (در خوبی‌بینانه‌ترین حالت) به ۱۹/۶ درجه سانتیگراد در سال ۲۱۰۰ می‌رسد (که در مقیاس ماهانه و روزانه تغییرات به مراتب بیشتر است)

منابع

- ۱- بابایان، ا.، ز. نجفی‌نیک، ف. زابل‌عباسی، م. حبیبی‌نوخندان، ح. ادب و ش. مليوسی. ۱۳۸۸. ارزیابی تغییر اقلیم کشور در دوره ۲۰۱۰-۲۰۳۹ میلادی با استفاده از ریز مقیاس نمایی داده‌های گردش عمومی جو ECHO-G مجله جغرافیا و توسعه شماره ۱-۱۶: (۱۶).
- ۲- تورینی، ن. و م.ر. حسامی کرمانی. ۱۳۹۰. پیش‌بینی دمای ماکریمم، مینیمم و میانگین با استفاده از الگوریتم نرو-فازی در ایستگاه کرمان. پنجمین کنفرانس سراسری آبخیزداری و مدیریت منابع آب و خاک، ۹ الی ۱۰ اسفند. کرمان.
- ۳- صمدی، ز.، ع.ر. مساح بوانی و م. مهدوی. ۱۳۸۷. معرفی روش شبکه عصبی مصنوعی و مدل SDSM بمنظور کوچک مقیاس کردن آماری داده‌های دما و بارندگی، سومین کنفرانس مهندسی منابع آب، دانشگاه تبریز، مهر ۱۳۷۸.
- ۴- صمدی، ز.، ع.ر. مساح بوانی و م. مهدوی. ۱۳۸۸. انتخاب متغیر پیش‌بینی کننده بهمنظور کوچک مقیاس کردن داده‌های دما و بارندگی در حوزه آبخیز کرخه. پنجمین همایش ملی علوم و مهندسی آبخیزداری ایران (مدیریت پایدار بلایای طبیعی)، دانشگاه علوم کشاورزی و منابع طبیعی گرگان.
- ۵- مساح بوانی، ع.ر. ۱۳۸۵. ارزیابی ریسک تغییر اقلیم و تاثیر آن بر منابع آب، رساله دکتری، دانشگاه تربیت مدرس. ص ۲۱-۲۱۳.
- ۶- مساح بوانی، ع.ر.، س. مرید. ۱۳۸۵. اثرات تغییر اقلیم بر جریان رودخانه زاینده رود اصفهان مجله علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی سال نهم شماره ۴ ص ۳۴-۲۳.
- 7- Coulibaly, P. and B. Yonas. 2005. Downscaling precipitation and temperature with temporal neural networks. American Meterology society, (6):483-496P.
- 8- Fowler, H.J. and R.L. Wilby. 2007. Editorial: Beyond the downscaling comparison study. International Journal of climatology, (27): 1534-1545.
- 9- Fung, F., A.L. Lopez and M. New. 2011. Modeling the impact of climate change on water resources. Wiley-Blackwell, N, (187):43-62.
- 10- Giorgi, F. and L.O. Mearns. 1991. Approaches to the simulation of regional climate change:a review. Reviews of Gheophysics, (29): 191-219.
- 11- Harphamc, H. and R.L. Wibly. 2005. Multi-site down scaling of heavy daily precipitation occurrence and amount. jurnal of hydrology, (312):235-255
- 12- Hewiston, B.C. and R.G. Crane. 1996. Climate downscaling: techniques and application . Climate Research,(7): 85_95.
- 13- IPCC-TGICA. 2007: General guidelines on the use of scenario data for climate impact an adaptation assessment. Version 2. Prepared by T.R. Carter on behalf of the Intergovernmental Panel on Climate Change, Task Group on Data and Scenario Support for Impact and Climate Assessment, 66pp.

- 14- Kim, J.W., J.T. Chang., N.L. Baker., D.S. Wilks and W.L. Gates. 1984. The statistical problem of climate inversion :determination of the relationship between local and large scale.climate monthly weather review,(12):2069-2077.
- 15- Koukidis, E.N. and A.A. Berg. 2009. sensitivity of statistical downscaling model(SDSM)to reanalysis products.*Atmosphere –ocean*,47(1):1-18.
- 16- Malcolm, R., H. Harpham., R.L.Wilby and C.Goodees. 2006. Downscaling heavy precipitaion over the united kingdom: A comparison of dynamical and statistical methods and their future scenarious. *International jurnal of climatology*.(9): 1397-1415
- 17- Prudhomme, C., N. Reynard and S. Crooks. 2002. Downscaling of global climate models for flood frequency analysis: where are we now?. *Hydrological Processes*,(16): 1137_1150.
- 18- Semenov, M.A. 2008. Simulation of extreme weather events by a stochastic weathergenerator. *Climate Research*, (35): 203-212.
- 19- Van, T. and N. Van. 2005. Downscaling methods for evaluating the impact of climate change and variability on hydrological regime at basin scale.role ofwater sciences in Transboundary riverbasin management.Thailand:1-8.
- 20- Wilby, R.L. and W.C. Dawson. 2007. SDSM 4.2- A decision support tool for the assessment of regional climate change impacts, SDSM manual version 4.2, Environment Agency of England and Wales:94pp
- 21- Wilby, R.L., O.J. Tomlinson and W.C. Dawson. 2003. Multi-site simulation of precipitation by conditional resampling. *journal of climate research*, (23):183-194.
- 22- Wilby, R.L., C.W. Dawson and E.M. Barrow. 2002. sdsm - a decision support tool for the assessment of regional climate change impacts .*Environmental Modelling & Software*,(17):147–159.
- 23- Wilby, R.L. and T.M.L. Wigley. 2000. Precipitation predictors for downscaling:observed and Genaral circulation model relationships. *International Journal of Climatologhy*,(20): 641-661.
- 24-Xu,C.Y. 1999. from GCMs to river flow: a review of down scaling methods and hydrologic modeling approaches. *Progress in Physical Geography*,(23): 229-249.
- 25-Zhaofa, L., Z. Xu., P.Stephen., G. F.Chales and L.Liu. 2011. Evaluation of two statistical down scalling models for daily precipitation over an arid basin in chine. *Royal meteorogical society*, (31):2006-2020
- 26-Zorita, E and V.H. Storch. 1999. The analog method as a simple statistical downscaling technique: Comparison with more complicated methods. *Journal of climate*,(12): 2474-2489.
- 27-Christensen, J.K., T.R. Carter., M. Rummukainen and G. Amanatidis. 2007a. Evaluating the performance and utility of regional climate models: The prudense project.*Climatic Change*,(81),1-6.

Investigation efficiency SDSM model to simulate temperture indexes in arid and semi-arid regions

Abkar ,A¹ .Habibnajad,M².Solaimani,K³.Naghavi,H⁴

Abstract

Climate change especially global warming is the most problem in the 21st century. So investigation variability trend this problem is very important in global ,regional and local scale.Newadays numerous general circulation models(GCMs) have been designed to predicit future climat.An outstanding issu of output for regional and local applications is coarse spital resolution.To produce accurate predicitons of future climate variables at the regional and local scale various methods are suggested.Despit many studies this case, uforunately,there is not a standard method for a specific rogion.Thus it is necessary that accurate predicitons of these methods are evaluated befor applying in a certain region.One of th most widspread methods is Statistical DownScaling Model(SDSM).In this research efficiency of SDSM model is evaluated to simulate temperture indexes in Kerman station, instance arid and semi- arid regions.Hence ,SDSM is calibrated and validated by using kerman station observ tempertur and national center enviromental predication data.We used mean absolute criterium to evaluate model.After obtaining confidence simulation accuracy. Temperture indexes (mean,absolute maximum and minimm temperture)are simulated by using two GCMs(CGCMand HadCM3 under A2 and B2 scenarios)until 2100-year.The result of this study is shown that SDSM model has suitably to simulate temperture indexes also using HadCM3 model data is beter than that of CGCM model. Increasing mean annual temperture on base HadCM3 model in (2010-2039),(2040-2069)and(2070-2100) periods relation to base period (1961-1990) is respectively 1.5,2.8 and 4.5 degree of centigrade in Kerman station.

Key words: arid and semi-arid regions, Climate change, general circulation models, SDSM model, temperture indexes .

¹ P.h.D student of watershed management Agriculture and Natural Resources university of Sari
Abkar804@yahoo.com

²- Professor of Sari Agricultural Science and Natural Resources.Department of rang and watershed management

³ Professor of Sari Agricultural Science and Natural Resources.Department of rang and watershed managemen

⁴- Assistant professer of Agricultural and Natrual Resources Research center of Kerman province