

پیش‌بینی نوسان‌های دما و بارش در پهنه‌ی مرکزی استان فارس برای دوره‌ی زمانی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ با کاربرد شبیه ECHAM5

وحیده روان^{*}، سید محمد جعفر ناظم السادات^۲

تاریخ دریافت: ۸۹/۱۱/۲۳ تاریخ پذیرش: ۹۰/۰۴/۰۳

چکیده

افزایش غلظت گازهای گلخانه‌ای و افزایش جهانی دما، نشان پر رنگی بر اندازه تولید و ویژگی‌های فرآورده‌های کشاورزی خواهد داشت. نشان این دگرگونی‌ها در کوتاه شدن دوره‌ی رشد، افزایش تبخیر-تعرق، افزایش عملکرد و نوسان ارزش خوراکی گیاهان نمایان گردیده است. از جمله روش‌های پیش‌بینی دما و بارش در چنددهه‌ی آتی، به کارگیری شبیه‌های گردش همگانی جو (GCM) می‌باشد. از آن جا که برونداد این شبیه‌ها نشانگر ویژگی‌های اقلیمی در پهنه‌های بزرگ جغرافیایی است، برای به کارگیری آنها در گستره‌های محلی و حوضه‌های آبخیز نیاز به کوچک اندازه کردن بروندادها می‌باشد. در این پژوهش، دو روش ناهمسان برای کوچک اندازه کردن آماری برای بروندادهای شبیه‌های GCM به کارگرفته و سپس بهترین روش انتخاب شده است. در گام دوم، بروندادهای شبیه گردش همگانی جو ECHAM5 در دو نمایشنامه 1PTO2X و 20C3M برای دوره‌ی ۱۹۵۱-۲۰۰۵ کوچک اندازه شدند. پس از آنکه واسنجی‌ها نشان داد که بروندادهای کوچک اندازه شده شبیه همخوانی بالایی با داده‌های دیده‌بانی شده دارند، همان روش کوچک اندازه کردن برای بروندادهای شبیه در دوران ۲۰۱۱-۲۰۴۰ به کارگرفته شد. یافته‌های پژوهش نشانگر افزایش دمای پهنه مرکزی استان فارس در دوره سی‌ساله‌ی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ در سنجش با دوره‌ی زمانی ۵۵/۰ درجه‌ی سانتی‌گراد در نمایشنامه 20C3M و ۲/۳۵ درجه سانتی‌گراد در نمایشنامه 1PTO2X می‌باشد. همچنین اندازه‌ی بارش دوره سی‌ساله‌ی آتی در دو نمایشنامه 20C3M و 1PTO2X، یکی پس از دیگری، ۱۴٪ کاهش و ۱۹٪ افزایش نشان داد.

واژه‌های کلیدی: تغییر اقلیم، شبیه‌های گردش همگانی جو، کوچک اندازه کردن.

۱- دانشجوی سابق کارشناسی ارشد هواشناسی کشاورزی دانشگاه شیراز.

۲- استاد هواشناسی دانشگاه شیراز.

* نویسنده‌ی مسؤول: vahideravan@yahoo.com

گازهای گلخانه‌ای منجر به افزایش دما و افزایش فصل رشد شده و همچنین دمای بهینه رشد گیاهی را نیز افزایش داده که باعث مقاومت بیشتر گیاهان نسبت به افزایش دما می‌گردد. با این حال ناگفته نماند که افزایش غلظت گازهای گلخانه‌ای و افزایش دما در برخی مناطق نیز می‌تواند زیان‌های زیادی را در بخش فراورده‌های کشاورزی در پی داشته باشد (شمس و همکاران، ۲۰۱۲).

در گزارش‌های تازه‌تر (IPCC ۲۰۰۸) نیز بر نشان پرنگ افزایش گرمای جهانی بر دگرگونی‌های چرخه‌ی آبشناسی پافشاری شده است. افزایش بخار آب جو، دگرگونی در الگوی بارش، نوسان زیاد در شدت و کمبود بارش، کاهش پوشش برفی و افزایش ذوب برف و کاهش نم خاک و افزایش رواناب نمونه‌هایی از این دگرگونی می‌باشند. همانند (شبیه) سازی شبیه‌های اقلیمی برای قرن ۲۱ نشان‌دهنده‌ی افزایش بارندگی در عرض‌های جغرافیایی بالا و بخش‌هایی از گستره‌ی استوایی و کاهش آن در برخی گستره‌های نزدیک گرمسیری و عرض‌های پایینتر از پهنه‌های خنک (معتدله) می‌باشد (IPCC ۲۰۰۸).

یکی از کارهای بنیادی و دانش پایه برای کاهش نشان‌های ناگوار دگرگونی اقلیمی، پیش‌بینی الگو و روند آنها در دهه‌های آینده می‌باشد. با روشن شدن اندازه‌ی افزایش دما در آینده می‌توان نشان آن را بر زندگی گیاهان و انسان‌ها واکاوی نموده و چاره‌اندیشی کرد. ساختن شبیه‌های عددی گردش عمومی جو^۱ (General Circulation Models) نمونه‌ای از کارهای ریشه‌ای و دانش بنیان برای پیش‌بینی دگرگونی‌های سازه‌های اقلیمی در دهه‌های آینده می‌باشد. این شبیه‌ها، با پردازش داده‌ها و رفتارهای گذشته و کنونی جو-اقیانوس و خشکی، الگوهای رفتاری سازه‌های اقلیمی مانند دما، بارش، نم هوای باد و ویژگی‌های فیزیکی، شیمیایی و پویایی آب اقیانوس‌ها را برای چند دهه پیش‌بینی می‌کنند.

از آن جا که شبیه فراینده‌ی کربن دی‌اکسید به درستی روشن نیست و کانون‌های پژوهشی دنیا غلظت‌های گوناگونی را از این گاز برای چنددهه‌ی آینده پیش‌بینی کرده‌اند، شبیه‌های GCM بر پایه‌ی نمایشنامه‌های

مقدمه

گزارش‌های IPCC(۲۰۰۱) نشان می‌دهد که در چنددهه‌ی گذشته، غلظت گازهای گلخانه‌ای مانند CO_2 و CH_4 در هوای پیرامون زمین روند فراپینده‌ای داشته است. از آن جا که هر مولکول از این گازها، جایای پرنگی در رباش خیزاب‌های (امواج) گرمایی دارد، افزایش آنها همراه با گرم شدن بیشتر زمین در گستره‌های محلی، منطقه‌ای و جهانی می‌باشد (Charlson و همکاران، ۱۹۹۲). افزایش جهانی دما در یک قرن گذشته، نزدیک ۰/۳ تا ۰/۶ درجه‌ی سانتی‌گراد برآورد شده و هم‌اکنون نیز با شتاب بیشتری در حال رخدادن است (بینام، ۲۰۰۹).

پژوهش‌ها نشان می‌دهد چنانچه روند افزایش غلظت این گازها ایستا نگردد، میانگین دمای کره‌ی زمین ۱/۵ تا ۳/۵ درجه‌ی سانتی‌گراد تا سال ۲۱۰۰ افزایش می‌یابد (مساح بوانی و مرید، ۲۰۰۶).

کامگا (۲۰۰۱) با به کارگیری شبیه‌های چرخش همگانی جو نشان داد که تا سال ۲۱۰۰، پهنه‌های بالادستی رود بنو در کامرون با افزایش دما ۱ تا ۳ درجه‌ی سانتی‌گراد و افزایش بارندگی ۴ تا ۱۳٪ روبرو خواهد شد. وی همچنین نشان داد که میانگین سالانه‌ی بدھی مزبور از ۳-۳٪+۱۸٪ نوسان خواهد کرد.

در چهارمین گزارش IPCC(۲۰۰۷) که بر کاربرد شبیه‌های منطقه‌ای پافشاری می‌کند، آمده است که چنانچه گامی برای کاهش پخش گازهای گلخانه‌ای برداشته نشود، تا پایان این قرن، میانگین جهانی دمای رویه‌ی زمین در خوش‌بینانه‌ترین حالت بین ۱/۸ تا ۴ و در بدبینانه‌ترین حالت تا ۶/۴ درجه‌ی سانتی‌گراد افزایش خواهد یافت. مسترسانج و فیجوبلو (۲۰۰۸) گزارش کرده‌اند که نشانه‌های دگرگونی اقلیم نه تنها از دیدگاه اقتصادی و بوم-زیستی کاهش فرآورده‌های کشاورزی را در پی دارد، بلکه در کاستن نیروی کار بخش کشاورزی نیز نشانی پرنگ بر جای خواهد گذاشت. شمس و همکاران (۲۰۱۲) بیان کرده‌اند که افزایش غلظت دی‌اکسیدکربن باعث افزایش عملکرد محصول شده و نیاز آبی گیاه را کاهش می‌دهد. بنابراین چشم‌داشت آن می‌رود در آینده پدیده گازهای گلخانه‌ای بتواند تاحدودی باعث افزایش عملکرد گیاهی در برخی مناطق دنیا گردد، چرا که از یک طرف افزایش

تطبيق با دگرگونی اقلیم^۲ انجام شده است. همچنین، کوچکی و همکاران (۲۰۰۶)، با کاربرد کوچک اندازه کردن بروآمدتای شبیه‌های GCM نشانه‌های پر رنگ دگرگونی اقلیم را در مورد آفتابگردان و نخود در تبریز بررسی کردند. ایشان دریافتند که در شرایط افزایش غلظت گازهای گلخانه‌ای و دما، دوره‌ی رشد این دوگونه‌ی گیاهی در کشت دیم و غرقابی کاهش می‌یابد. مدیریان و همکاران (۲۰۱۰) برای دستیابی به شبیه اقلیمی متناسب با شرایط اقلیمی استان خراسان از ^۴ نمایشنامه‌ی مختلف شبیه RegCM3 از جمله شبیه‌های GCM استفاده کرده و با برآورد اندازه‌ی اربیبی فصلی بین داده‌های شبیه و واقعی بارش و دما، بهترین نمایشنامه را تعیین کردند.

در گام نخست این پژوهش، روش بهینه‌ای برای کوچک اندازه کردن بروآمدتای (خروجی) شبیه‌های GCM برگزیده می‌شود. پس از آن که بروآمدتای شبیه‌های مذبور با این روش برگزیده کوچک اندازه گردید و روشن شد که داده‌های همانندسازی شده شبیه و دیده‌بانی برای دوره‌ی گذشته هم‌خوانی بسنده‌ای دارند، داده‌های شبیه برای آینده همانندسازی خواهند شد. همانندسازی برای دو نمایشنامه‌ی 1PTO2X و 20C3M به انجام خواهد رسید تا پیش‌بینی ریزبینانه‌تری از چگونگی دما و بارش آینده این پهنه به دست آید. در نمایشنامه‌ی نخست پیش‌بینی‌ها بر این پایه استوار است که روند افزایش غلظت گازهای گلخانه‌ای همان باشد که در قرن بیستم دیده‌بانی گردیده است. در نمایشنامه‌ی دوم این‌گونه انگاشته می‌شود که از دوره‌ی پیش از انقلاب صنعتی، روند افزایش گازهای گلخانه‌ای با سرعت ۱٪ در هر سال تا رسیدن غلظت آن به دو برابر پیوستگی دارد (IPCC، ۲۰۰۷).

انگیزه‌ی انجام این پژوهش پیش‌بینی دما و بارش پهنه‌ی مرکزی استان فارس برای دوره‌ی زمانی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ با کاربرد شبیه ECHAM5 بهدلیل تأثیر این دو ویژگی هواشناسی بر کشاورزی این پهنه می‌باشد. افزایش غلظت گاز CO₂ و دما باعث کوتاهی دوره‌ی رشد گیاهان و دگرگونی در سوخت و ساز نوری و هدایت روزنها به شمار می‌آید. از این روی، داده‌های دیده‌بانی شده‌ی دو ایستگاه

گوناگونی از روند افزایشی این گاز پایه‌ریزی شده‌اند. در برخی شبیه‌ها این گونه پنداشته می‌شود که روند افزایشی گازهای گلخانه‌ای بسیار زیاد خواهد شد و غلظت آن در گذر چنددهه به دو برابر خواهد رسید. برخی دیگر از شبیه‌ها روند کنترلی از افزایش این گازها را نشان می‌دهند. از آن‌جا که شبیه‌های گردش همگانی جو، بزرگ‌اندازه‌اند، ویژگی‌های محلی و منطقه‌ای در آنها کمتر دیده شده است. از این روی، میان بروآمدتای این شبیه‌ها و گروههای زمانی دیده‌بانی شده ناسازگاری‌های زیادی دیده می‌شود (دتلینگر و همکاران، ۲۰۰۴؛ سالاد، ۲۰۰۴؛ آدرانفر و همکاران، ۲۰۰۶؛ مساح و مرید، ۲۰۰۶، سالیناری و همکاران، ۲۰۰۶). برای از میان بروآمدتای این ناسازگاری‌ها، روش‌های گوناگون آماری، عددی و هوشمند به کار برده می‌شوند که به روش‌های کوچک اندازه کردن^۱ بروآمدتای شبیه GCM در کردن، داده‌های دیده‌بانی و بروآمدتای شبیه در دوره‌ی زمانی گذشته سنجیده می‌شوند. چنان‌چه میان داده‌های اندازه‌گیری و همانندسازی شده همخوانی نباشد، با به کارگیری روش‌های آماری بیشترین همانندی میان آنها به دست آید. به دیگر سخن، در فرآیند کوچک اندازه کردن، رابطه‌ی ریاضی بین داده‌های دیده‌بانی و همانندسازی گردیده بروآمدتای این دیده‌بانی پس از آن، این رابطه‌ی ریاضی، برای هرچه بیشتر راستین کردن پیش‌بینی‌های آینده‌ی شبیه‌های GCM به کار گرفته می‌شود. از این‌روی، می‌توان بروآمدتای شبیه‌های GCM را برای پهنه‌های کوچکتر به کار بست (وبلی و ویگلی، ۱۹۹۷).

استان فارس، بهویژه در پهنه‌ی مرکزی، از کانون‌های ریشه‌دار کشور در تولید فرآورده‌های زراعی است که گرم شدن جهانی می‌تواند فرایند تولید را با کاستی‌های زیادی روبرو سازد. یافته‌های علمی در راستای پیش‌بینی اندازه‌ی دگرگونی اقلیمی برای این پهنه و بیشتر بخش‌های جنوبی کشور یافت نشده‌اند. جستجوها نشانگر انجام پژوهش‌هایی برای حوضه‌ی آبخیز زاینده‌رود بود که از سوی مساح بوانی و مرید (۲۰۰۶) به عنوان بخشی از طرح پژوهشی جهانی

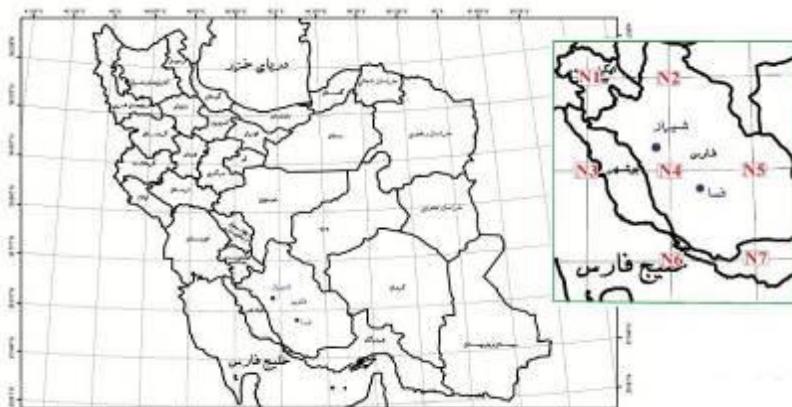
برده در شکل (۱) نشان داده شده است. این گره‌ها با نام‌های N1 تا N7 نشان داده شده‌اند.

پس از آماده‌سازی و آراسته نمودن داده‌ها، همبستگی گروه زمانی دیده‌بانی شده و تولیدی شبیه برای هر چهار گره در هر ماه آزمون شد. به دیگر سخن، این پرسش آزمون گردید که آیا بدون انجام فرآیند کوچک اندازه کردن بروان‌آمدهای شبیه، همبستگی معنی‌داری میان داده‌های دیده‌بانی شده و این بروان‌آمدها وجود دارد یا نه؟ دستاوردهای آزمون همبستگی نشانگر آن بودند که در هر چهار گره، بروان‌آمدهای شبیه GCM پیوند پذیرفتی با داده‌های دیده‌بانی شده ندارند. بنابراین، نیاز بود تا این بروان‌آمدها با کاربرد روش دانشورانه پردازش گردد تا همبستگی میان آنها و گروه‌های زمانی دیده‌بانی شده از دیدگاه آماری پذیرفتی گردد.

شیراز و فسا که در بخش مرکزی استان فارس جاگرفته‌اند، به کار گرفته شدند.

مواد و روش‌ها

داده‌های میانگین دما و بارش ماهانه‌ی ایستگاه‌های شیراز و فسا از سال ۱۹۵۱ تا ۲۰۰۵ از پایگاه اینترنتی سازمان هواشناسی کشور (www.weather.ir) بیرون کشیده شدند. هم‌ارز این گروه‌های زمانی دیده‌بانی شده، داده‌های دما و بارش ماهانه‌ی تولیدی شبیه ECHAM5 برای ۴ گره جغرافیایی پیرامون ایستگاه‌های شیراز و فسا از مرکز داده‌های اقلیمی جهانی موسسه‌ی ماکس پلانک آلمان از <http://cera-www.dkrz.de/WDCC/ui/Index.jsp> به دست آمدند. افزون بر آن، داده‌های این گره‌ها تا سال ۲۰۴۰ نیز از همان پایگاه اینترنتی بیرون کشیده شدند. جایگاه جغرافیایی شیراز و فسا در میان گره‌های شبیه نام



شکل ۱. جایگاه ایستگاه‌های شیراز و فسا در میان گره‌های شبیه Echam5 در پهنه‌ی مرکزی فارس.

$1.8^\circ \times 1.8^\circ$ می‌باشد و همچنین ۳۱ لایه‌ی عمودی در جو و ۴۰ لایه‌ی عمودی در اقیانوس‌ها را پوشش می‌دهد.

کوچک اندازه کردن

در این پژوهش برای کوچک اندازه کردن آماری روش وایازی به کار گرفته می‌شود. برتری این روش کارآمدی آن از دیدگاه محاسباتی است و می‌تواند از شمار زیادتری از نمایشنامه‌های اقلیمی بهره‌مند گردد. افزون بر آن، در روش آماری وایازی می‌توان پیوند فیزیکی میان پدیده‌ها را بهتر درک کرد.

شبیه Echam5

شبیه Echam5 یکی از نوین‌ترین شبیه‌های گردش همگانی جو و نسل پنجم شبیه‌های Echam با ترکیبی نو و سازگاری بیشتر نسبت به نمونه‌های پیشین خود می‌باشد که در مرکز هواشناسی ماکس پلانک آلمان آماده گردیده است (روکنر، ۲۰۰۳).

برای نمونه، Echam4 با جداسازی مکانی $2.8^\circ \times 2.8^\circ$ (طول \times عرض جغرافیایی)، دربرگیرنده‌ی ۱۹ لایه‌ی عمودی در جو و ۱۱ لایه‌ی عمودی در اقیانوس می‌باشد. در برابر، جداسازی مکانی در شبیه Echam5 برابر با

همکاران (۲۰۰۴) برای همسو کردن توابع توزیع احتمال دو گروه داده دیده‌بانی شده و شبیه بهره گرفته شد. در همین پیوند گام‌های زیر برداشته شدند:

- ۱- گروه زمانی دیده‌بانی شده و برون‌آمد شبیه (برای هر چهار گره) جداگانه برای هر نمایشنامه از بزرگ به کوچک آراسته گشته و رو در روی هم جای داده شدند تا چهار جفت از گروه زمانی ماهانه آراسته گشته برای هر یک از ماهها به دست آید. بدین گونه، بزرگترین و کوچکترین داده دیده‌بانی شده و برون‌آمد شبیه رو در روی یکدیگر جای گرفتند. از آنجا که هر سال ۱۲ ماه می‌باشد، روی هم رفته ۴۸ جفت از این گروه‌های زمانی آراسته شده برای هر یک از پدیده‌های دما و بارش به دست آمد. هر گروه زمانی دارای ۵۵ رسته (ردیف) داده از ۱۹۵۱ تا ۲۰۰۵ بود.
- ۲- به کمک رابطه‌ی ویبول (رابطه [۳])، احتمال رخداد برای هر جفت داده روبروی هم برآورد گردید. در اینجا m رتبه‌ی نمونه، N تعداد نمونه‌ها در هر گروه و p احتمال وقوع برابر یا کوچکتر می‌باشد.

$$P = \frac{m}{N+1} \quad [۳]$$

۳- برای هر ماه از سال، معادله‌ی همبستگی میان داده‌های دیده‌بانی شده (X) و برون‌آمد شبیه (Y) که از بالا به پایین آراسته گشته‌اند، به دست آمد. با به کارگیری این معادله و جای گذاری داده‌های دیده‌بانی شده در آن یک گروه زمانی نوین که با دیده‌بانی‌ها همسو است، برای هر گره به دست آمد. به این گونه، برای هر احتمال مشخص یک داده دیده‌بانی شده، یک داده‌ی شبیه و یک داده‌ی کوچک اندازه شده خواهیم داشت.

۴- ضریب همبستگی و خطای موجود بین گروه داده‌های دیده‌بانی و داده‌های کوچک اندازه شده یکی پس از دیگری به کمک رابطه‌ی [۴] و [۵] موردارزیابی قرار گرفتند.

$$R^2 = \frac{\sum_{m=1}^K X_m Y_m}{\sqrt{\sum_{m=1}^K X_m^2 \sum_{m=1}^K Y_m^2}} \quad [۴]$$

$$RMSE = \sqrt{\frac{\sum_{m=1}^K (X_m - Y_m)^2}{K}} \quad [۵]$$

۵- اندازه‌ی ضریب همبستگی و مجنوز مربعات خطای (RMSE) در گره‌های چهارگانه با یکدیگر سنجیده شد تا

روش محاسباتی

در فرآیند کوچک اندازه کردن برون‌آمدهای شبیه، دو روش بنامهای (الف) روش نسبت و تفاوت و (ب) روش همسو سازی پراکنش احتمالاتی^۱ به کار گرفته می‌شوند. در نخستین روش که از سوی سالاد (۲۰۰۴) پیشنهاد گردیده است، تلاش می‌شود تا با بهره‌جویی از رابطه‌های [۱] و [۲]، که به ترتیب برای دما و بارش به کار می‌روند، میانگین برون‌آمدهای شبیه GCM و میانگین داده‌های دیده‌بانی در دوره‌ی گذشته یکسان گردد. بدین گونه در برابر هر داده‌ی دیده‌بانی شده و یا همانندسازی شده، یک عدد کوچک اندازه شده به دست می‌آید (روکنر، ۲۰۰۳).

$$T_{ds}(x, t) = T_{mod}(x, t) + ((\bar{T}_{obs})_{sea} - (\bar{T}_{mod})_{sea}) \quad [۱]$$

در رابطه‌ی بالا ($T_{mod}(x, t)$ میانگین دمای ماهانه‌ی شبیه در نقطه‌ی x و زمان t بدون هرگونه پردازشی می‌باشد. $(\bar{T}_{obs})_{sea}$ و $(\bar{T}_{mod})_{sea}$ یکی پس از دیگری میانگین فصلی دمای دیده‌بانی شده و شبیه در دوره‌ی دیده‌بانی می‌باشند. همچنین، $T_{ds}(x, t)$ میانگین دمای ماهانه‌ی کوچک اندازه شده در نقطه‌ی x و زمان t است.

$$P_{ds}(x, t) = P_{mod}(x, t) \times \frac{(\bar{P}_{obs})_{sea}}{(\bar{P}_{mod})_{sea}} \quad [۲]$$

در رابطه‌ی بالا ($P_{mod}(x, t)$ میانگین بارش ماهانه‌ی شبیه در نقطه‌ی x و زمان t بدون هرگونه پردازش است. $(\bar{P}_{obs})_{sea}$ و $(\bar{P}_{mod})_{sea}$ یکی پس از دیگری میانگین فصلی بارش دیده‌بانی شده و شبیه در دوره‌ی دیده‌بانی شده می‌باشند. همچنین $P_{ds}(x, t)$ میانگین بارش ماهانه‌ی کوچک اندازه شده در نقطه‌ی x و زمان t می‌باشد.

روش دوم بر پایه همسوسازی پراکنش احتمالاتی برون‌آمدۀای شبیه با داده‌های دیده‌بانی شده استوار است. در این روش، این گونه پنداشته می‌شود که داده‌های همانندسازی شده باید همان پراکنش آماری را داشته باشند که داده‌های دیده‌بانی شده دارا هستند. پس از آن که پراکنش آماری داده‌های دیده‌بانی شده و شبیه در دوره‌ی گذشته کم و بیش یکسان گردیدند، از روابط وایازی برای کوچک اندازه کردن برون‌آمدۀای شبیه بهره برده می‌شود. در اینجا از روش ارائه شده از سوی دتینگر و

همسوسازی داده‌های دیده‌بانی شده و همانندسازی شده

شكل ۲ پراکنش احتمال برای داده‌های دیده‌بانی شده (obs)، برون‌آمد شبیه (mod) و کوچک اندازه شده (R²)، را در ماه ژانویه در دوره‌ی زمانی ۱۹۵۱-۲۰۰۵ برای دما و بارش نشان می‌دهند. نمودار سایر ماه‌ها نیز کم و بیش، همانند ماه ژانویه بود که از نشان دادن آنها خودداری می‌گردد. نتایج به دست آمده در این پژوهش با دستاوردهای دتینگر و همکاران (۲۰۰۴) و همچنین آذرانفر و همکاران (۲۰۰۶) همخوانی دارند و همان‌گونه که دیده می‌شود، پس از کوچک اندازه کردن برون‌آمددهای شبیه، پراکنش (توزیع) احتمالی این داده‌ها و داده‌های دیده‌بانی شده کم و بیش روی هم افتاده‌اند. بدین ترتیب، می‌توان آسوده‌دل بود که روابط وایازی به کار گرفته شده در فرآیند کوچک اندازه کردن داده‌های گذشته، می‌تواند به شیوه‌ای بسنده برون‌آمددهای شبیه برای دوره‌ی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ نیز کوچک اندازه بنماید. کاربرد این روش بر این پندار استوار است که بسامد دوران‌های گرم و سرد در آینده همان الگویی را خواهد داشت که در گذشته دیده‌بانی شده است. برای نمونه، اگر در دوران گذشته در ۳۰٪ دیده‌بانی‌ها دمای هوا به اندازه ۲ درجه سانتی‌گراد کمتر از میانگین آن دوره بوده است، همین الگو کم و بیش در آینده هم رخ خواهد داد. روش به کار گرفته شده بر این پافشاری ندارد که اندازه‌ی دما یا بارشی که در یک ماه ویژه در چند دهه‌ی آینده رخ خواهد داد، درست همان باشد که در این جا پیش‌بینی می‌شود. پافشاری بر پایدار بودن ویژگی‌های بنیادی آماری مانند میانگین، میانه، واریانس و توزیع آماری است. همان‌گونه که در شکل ۲ دیده می‌شود، همسوسازی برای داده‌های دما بهتر از بارش انجام شده است که علت اصلی آن پیروی داده‌های دما از پراکنش بهنجار می‌باشد. ارزیابی‌ها نشان دادند که در دوره‌ی دیده‌بانی، پراکنش داده‌های بارش بر توزیع گاما برآش بسنده‌ای دارند. از همین روی، پیش‌بینی دما از ریزبینی بیشتری برخوردار است.

روشن گردد که داده‌های کدامیک از این چهار گره پیرامون ایستگاه‌های شیراز و فسا پیوند بیشتری با داده‌های دیده‌بانی شده دارند. گره دارای بیشترین R² و کمترین RMSE برای پردازش‌های آتی برگزیده شد و دیگر گروه‌های زمانی در پردازش‌های پس از این به کار گرفته نشدند.

۶- پس از گزینش بهترین گره، به کمک روابط وایازی به دست آمده برای هر ماه، داده‌های آینده‌ی شبیه در همان گره کوچک اندازه شدند.

دستاوردهای پژوهش

نخستین پردازش‌ها نشان دادند که به کارگیری روش نسبت و تفاوت (رابطه [۱] و [۲])، همبستگی میان داده‌های اندازه‌گیری شده و برون‌آمد شبیه را به گونه‌ای چشمگیر افزایش نمی‌دهد و اندازه‌ی RMSE هم چندان کم نشد. از این رو، روش همسوسازی پراکنش احتمالاتی بر پایه‌ی روش دتینگر و همکاران (۲۰۰۴) به کار گرفته شد. برای این کار، داده‌های دیده‌بانی شده و برون‌آمد شبیه در هریک از گره‌ها برای هر ماه از بزرگ به کوچک آراسته گردیدند. پس از آن، اندازه R² برای این دو گروه آراسته شده برآورد گردید. بالاترین همبستگی میان برون‌آمددهای شبیه و داده‌های دیده‌بانی شده ایستگاه‌های شیراز و فسا در گره N4 یافت شد (شکل ۱ و جدول ۱) که در این جا جداول مربوط به ایستگاه فسا، بهدلیل همانندی با ایستگاه شیراز نشان داده نشده‌اند. داده‌های بارش در این گره نیز بالاترین همبستگی را با بارش دیده‌بانی شده نشان داد که از آوردن ضربه همبستگی خودداری می‌گردد. همان‌گونه که دیده می‌شود، طول و عرض جغرافیایی این گره، یکی پس از دیگری، ۵۲/۵ درجه شرقی و ۲۸/۹۱۱ درجه شمالی است. پس از به دست آمدن پیوند وایازی برای دوره‌ی گذشته، با جای-گذاری داده‌های برون‌آمد شبیه برای دوره‌ی ۲۰۱۱-۲۰۴۰، داده‌های کوچک اندازه شده شبیه برای این دوره در دو نمایشنامه‌ی 1PTO2X و 20C3M گردیدند.

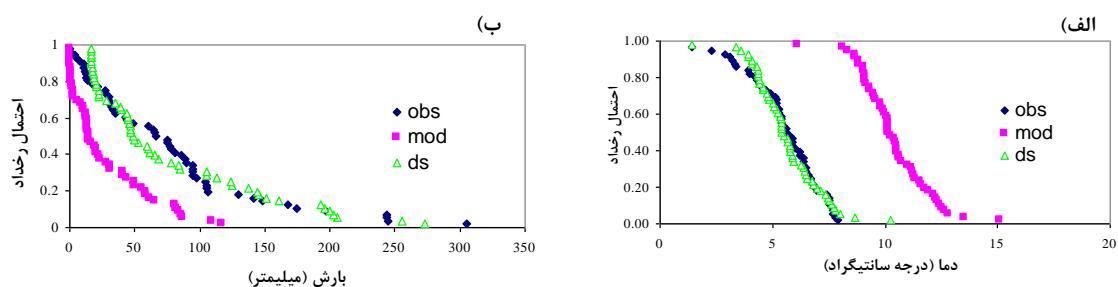
جدول ۱. اندازه‌ی ضریب تبیین (R2) و مجدد مربعات خطا (RMSE) بین گروه زمانی دیده‌بانی شده‌ی دما و گروه زمانی کوچک اندازه شده‌ی شبیه Echam5 در چهار گره پیرامون ایستگاه شیراز.

								گره ماه
N4	N3	N2	N1	RMSE	R2	RMSE	R2	
۰/۴۳	۰/۹۲	۰/۵۳	۰/۸۸	۰/۶۷	۰/۸۲	۰/۵۷	۰/۸۶	ژانویه
۰/۲۵	۰/۹۸	۰/۳۳	۰/۹۶	۰/۶۰	۰/۸۷	۰/۴۰	۰/۹۴	فوریه
۰/۱۴	۰/۹۹	۰/۲۵	۰/۹۸	۰/۴۷	۰/۸۸	۰/۲۸	۰/۹۶	مارس
۰/۳۵	۰/۹۵	۰/۳۹	۰/۹۴	۰/۸۳	۰/۷۷	۰/۵۴	۰/۹۰	آوریل
۰/۴۱	۰/۹۲	۰/۴۷	۰/۹۱	۰/۵۸	۰/۸۵	۰/۵۲	۰/۸۸	مای
۰/۱۹	۰/۹۵	۰/۳۷	۰/۸۳	۰/۶۲	۰/۵۱	۰/۵۲	۰/۶۵	ژوئن
۰/۱۹	۰/۹۶	۰/۲۲	۰/۹۴	۰/۲۵	۰/۹۳	۰/۲۰	۰/۹۵	ژوئیه
۰/۱۷	۰/۹۸	۰/۲۲	۰/۹۶	۰/۱۹	۰/۹۷	۰/۲۰	۰/۹۷	اوت
۰/۲۰	۰/۹۷	۰/۲۱	۰/۹۶	۰/۲۳	۰/۹۵	۰/۲۴	۰/۹۵	سپتامبر
۰/۲۶	۰/۹۵	۰/۲۹	۰/۹۳	۲/۱۵	۰/۹۴	۰/۳۳	۰/۹۲	اکتبر
۰/۱۱	۰/۹۹	۰/۱۳	۰/۹۸	۰/۱۳	۰/۹۸	۰/۱۴	۰/۹۸	نوامبر
۰/۳۷	۰/۹۴	۰/۴۳	۰/۹۲	۰/۳۹	۰/۹۴	۰/۳۸	۰/۹۴	دسامبر

جدول ۲. میانگین و انحراف معیار پایایی (بلند مدت) دمای دیده‌بانی شده، برونو آمد شبیه Echam5 و داده‌های کوچک اندازه شده بر حسب درجه سانتیگراد.

ماه	ژانویه	فوریه	مارس	آوریل	مای	ژوئن	برونو آمد	شبیه ECHAM5
دیده بانی	۵/۶۵	۷/۹۹	۱۱/۷۸	۱۶/۶۴	۲۲/۷۰	۲۷/۸۶	۰/۸۹	۳۱/۴۸
انحراف معیار	۱/۵۶	۱/۶۶	۱/۳۷	۱/۷۵	۱/۵۳	۱/۸۹	۰/۸۹	۱/۰۸
میانگین	۵/۶۵	۷/۹۹	۱۱/۷۸	۱۶/۶۴	۲۲/۷۰	۲۷/۸۶	۰/۸۹	۲۷/۸۶
کوچک اندازه شده	۵/۶۵	۷/۹۹	۱۱/۷۸	۱۶/۶۴	۲۲/۷۰	۲۷/۸۶	۰/۸۷	۰/۸۷
انحراف معیار	۱/۵۶	۱/۶۶	۱/۳۷	۱/۷۵	۱/۵۳	۱/۸۹	۰/۸۹	۱/۰۸

ماه	ژوئیه	اوت	سپتامبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر	سالانه
دیده بانی	۲۹/۹۸	۲۸/۹۵	۲۴/۹۶	۱۸/۸۷	۱۲/۰۶	۷/۳۶	۱۷/۹۱
انحراف معیار	۰/۹۶	۱/۱۳	۱/۱۱	۱/۱۶	۱/۱۴	۱/۵۷	۰/۸۵
میانگین	۲۹/۹۳	۳۲/۲۱	۲۸/۶۹	۲۲/۸۲	۱۶/۷۵	۱۲/۲۰	۲۲/۰۵
انحراف معیار	۰/۹۲	۰/۹۲	۱/۲۶	۱/۲۳	۱/۵۹	۱/۴۴	۰/۹۱
میانگین	۲۹/۹۸	۲۸/۹۵	۲۴/۹۶	۱۸/۸۷	۱۲/۰۶	۷/۳۶	۱۷/۹۱
انحراف معیار	۰/۹۵	۱/۱۲	۱/۰۹	۱/۱۴	۱/۱۴	۱/۵۳	۰/۸۴



شکل ۲. برآنش احتمالاتی داده‌های دیده بانی شده، برونو آمد شبیه Echam5 و کوچک اندازه شده در پهنه‌ی مرکزی فارس (الف) میانگین دمای ژانویه؛ (ب) میانگین بارش ژانویه برای دوره زمانی ۱۹۵۱-۲۰۰۵.

پیش‌بینی نوسان‌های دما و بارش در پهنه‌ی مرکزی استان فارس برای ...

جدول ۳. میانگین و انحراف معیار پایایی (بلند مدت) بارش دیده‌بانی شده، برون‌آمد شبیه Echam5 و داده‌های کوچک اندازه شده بر حسب میلی‌متر.

ماه	میانگین	انحراف معیار	ECHAM5 شبیه	کوچک اندازه شده	انحراف معیار	ماه
دیده بانی	میانگین	انحراف معیار	میانگین	میانگین	انحراف معیار	
۰/۲۲	۶/۹۶	۲۶/۶۹	۵۶/۱۹	۵۲/۰۵	۹۰/۱۹	
۰/۹۶	۱۳/۱۱	۲۷/۴۱	۴۴/۶۲	۴۰/۳۷	۷۱/۱۴	
۵/۶۱	۹/۴۳	۲۱/۳۴	۳۳/۴۴	۲۴/۷۸	۲۴/۴۴	
۱/۳۵	۲۳/۱۲	۲۸/۹۹	۴۳/۸۲	۵۱/۲۱	۳۳/۱۶	
۰/۲۲	۶/۹۶	۲۶/۶۹	۵۶/۱۹	۵۲/۰۵	۹۰/۱۹	
۰/۹۵	۱۳/۰۹	۲۷/۳۹	۴۴/۶۱	۴۰/۳۲	۷۱/۱۱	

ماه	میانگین	انحراف معیار	ECHAM5 شبیه	کوچک اندازه شده	انحراف معیار	ماه
دیده بانی	میانگین	انحراف معیار	میانگین	میانگین	انحراف معیار	
۳۴۵/۲۳	۷۸/۰۹	۲۸/۸۹	۳/۹۵	۰/۰۰	۰/۵۴	۱/۱۷
۱۳۱/۴۶	۷۰/۶۸	۵۲/۳۴	۱۱/۷۲	۰/۰۲	۳/۱۰	۴/۵۱
۱۶/۹۲	۲۸/۳۵	۲۸/۹۲	۱۶/۳۱	۰/۵۶	۰/۹۶	۸/۹۰
۵۶/۳۲	۳۴/۸۲	۲۹/۴۳	۶۹/۰۹	۰/۷۵	۴/۴۴	۶/۲۳
۳۴۵/۲۳	۷۸/۰۹	۲۸/۸۹	۳/۹۵	۰/۰۰	۰/۵۴	۱/۱۷
۱۳۱/۴۳	۷۰/۶۸	۵۲/۳۴	۱۱/۷۲	۰/۰۲	۲/۹۹	۴/۵۰

جدول ۴. میانگین ماهانه‌ی دمای دیده‌بانی شده و پیش‌بینی شده بر حسب درجه‌ی سانتی‌گراد در دوره‌ی ۲۰۱۱-۲۰۴۰.

ماه	میانگین	انحراف معیار	دوره
دیده بانی (۲۰۰۵-۱۹۵۱)	۵/۶۵	۷/۹۹	(۱۹۵۱-۲۰۰۵)
۲۸/۱۶	۱۶/۷۵	۱۳/۷۲	(۲۰۱۱-۲۰۴۰) 20C3M
۳۱/۱۴	۱۸/۵۳	۱۴/۴۱	(۲۰۱۱-۲۰۴۰) 1PTO2X

ماه	جولای	آگوست	سپتامبر	اکتبر	نوامبر	دسامبر	سالانه
دیده بانی (۲۰۰۵-۱۹۵۱)	۲۹/۹۸	۲۸/۹۵	۲۴/۹۶	۱۸/۸۷	۱۲/۰۶	۷/۳۶	۱۷/۹۱
۲۰۱۱-۲۰۴۰ (20C3M)	۳۰/۲۷	۳۰/۰۱	۲۵/۳۲	۱۹/۵۰	۱۲/۴۵	۷/۶۷	۱۸/۴۵
(۲۰۱۱-۲۰۴۰) 1PTO2X	۳۳/۵۷	۳۳/۰۸	۲۷/۷۸	۲۱/۳۸	۱۳/۱۹	۸/۳۵	۲۰/۲۵

نه تنها میانگین داده‌های کوچک اندازه شده و دیده‌بانی شده را یکسان نگه می‌دارد، بلکه دیگر ویژگی‌های آماری دو گروه زمانی نیز از همسانی بالایی برخوردارند.

پیش‌بینی دما و بارش برای دوره‌ی آماری ۲۰۱۱-۲۰۴۰
همان‌گونه که نشان داده شد، روش مورد استفاده برای کوچک اندازه کردن برون‌آمدی‌های شبیه، ویژگی‌های آماری گروه زمانی دیده‌بانی شده را درون گروه زمانی کوچک اندازه شده نگه می‌دارد. از این روی، می‌توان باور داشت که اگر برون‌آمدی‌های شبیه برای دوره‌ی آینده نیز با همین روش کوچک اندازه شوند، این ویژگی‌های بنیادی در آنها پایدار خواهد ماند. به دیگر سخن، میانگین، میانه، واریانس و ... داده‌های کوچک اندازه شده شبیه در دوره‌ی

در جداول ۲ و ۳ میانگین و انحراف معیار دما و بارش دیده‌بانی شده، برون‌آمد شبیه و کوچک اندازه شده دما برای دوره‌ی ۵۵ ساله‌ی گذشته نشان داده شده‌اند. همان‌گونه که دیده می‌شود، در همه‌ی ماه‌ها، میانگین پایایی (بلندمدت) گروه زمانی داده‌های کوچک اندازه شده و دیده‌بانی شده برابرند و انحراف‌های معیار نیز کم و بیش همسان می‌باشند. برای نمونه، در ماه ژوئیه که گرمترین ماه سال است، میانگین دمای دیده‌بانی شده و کوچک اندازه شده با یکدیگر برابرند (29.98°C) و انحراف معیار آنها را نیز می‌توان برابر دانست. همین همسانی میان داده‌های دیده‌بانی شده و کوچک اندازه شده برای بارش ماهانه نیز دیده می‌شود. به دیگر سخن، کاربرد این روش

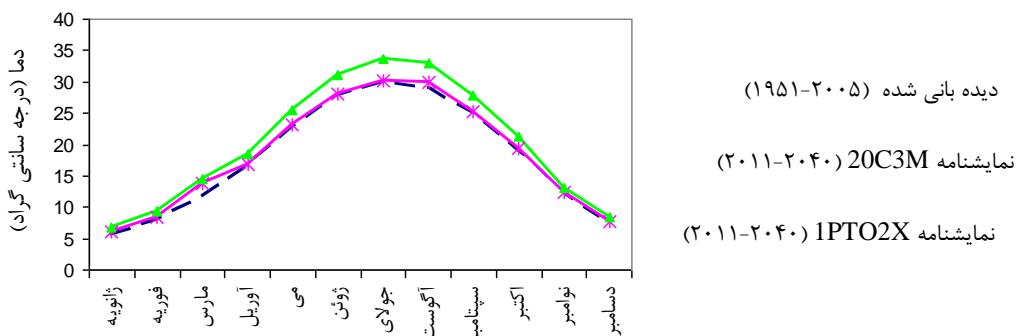
۰/۹۹ و ۴/۱۳ درجه سانتی‌گراد می‌باشد و به‌طور میانگین در این دوره‌ی ۳۰ ساله انتظار افزایش دما به اندازه‌ی ۲/۳۵ وجود خواهد داشت.

همچنین، برآوردهای دگرگونی بارش در دوره‌ی ۲۰۴۰-۲۰۱۱ نشانگر کم شدن اندازه‌ی بارندگی در نمایشنامه‌ی ۲۰C3M به‌اندازه‌ی ۱۴٪ و زیاد شدن آن در نمایشنامه‌ی ۱PTO2X به‌اندازه‌ی ۱۹٪ نسبت به دوره‌ی گذشته می‌باشد. در این پیش‌بینی‌ها پراکنش باران سالانه در هر فصل، ناسازگاری چندانی با این سال‌ها ندارد، به گونه‌ای که بارش زمستان، پاییز و بهار همچنان در رسته‌های نخست، دوم و سوم هستند. افزایش بارش بیشتر در نوامبر، دسامبر، زانویه و فوریه رخ خواهد داد. بارش در فصل بهار بر روای کنونی خواهد بود و تابستان‌ها همچنان با بی‌بارانی رویرو است. گرم شدن تابستان و نبودن بارش در این فصل، نیاز آبی گیاهان مصرف آب در شهرها را افزایش خواهد داد. از این رو، برای فراهم ساختن آب در گستره‌های شهری و روستایی باید برنامه‌ریزی‌های همه سویه‌ای را به انجام رسانید.

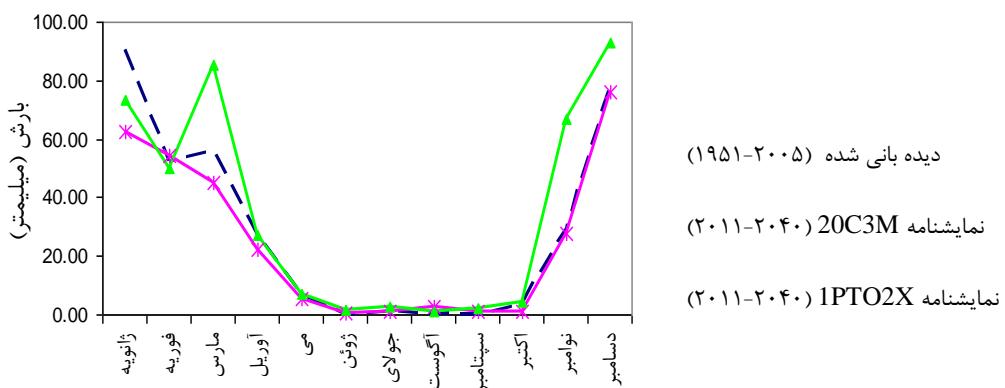
۲۰۱۱-۲۰۴۰، همخوانی زیادی با رخدادهای این دوره دارند. با این پنداشت‌ها و به‌کارگیری معادلات همبستگی در دوران گذشته و جای‌گذاری بروان‌آمددهای شبیه گروه زمانی، نوسان‌های دما برای دوره‌ی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ همانندسازی شد.

در شکل‌های ۳ و ۴ میانگین دما و بارش ماهانه برای این دوره برای هر دو نمایشنامه‌ی ۱PTO2X و ۲۰C3M نشان داده شده‌اند. در جداول ۴ و ۵ نیز اندازه دما و بارش در هر ماه برای نمایشنامه‌های دوگانه و افزایش یا کاهش آن در سنجش با دوره‌ی دیده‌بانی شده عرضه گردیده است. همان‌گونه که دیده می‌شود، در نمایشنامه‌ی ۲۰C3M، کمترین افزایش دما در آوریل و بیشترین افزایش دما در مارس یکی پس از دیگری، ۰/۱۰ و ۱/۹۴ درجه‌ی سانتی‌گراد می‌باشد. همچنین، افزایش دما به‌طور میانگین در ۳۰ سال آینده ۵۵/۰ درجه سانتی‌گراد خواهد بود.

در نمایشنامه‌ی ۱PTO2X کمترین افزایش دما در دسامبر و بیشترین افزایش دما در اوت یکی پس از دیگری



شکل ۳. میانگین دمای ماهانه‌ی دیده‌بانی شده بر حسب درجه‌ی سانتی‌گراد در دوره گذشته و پیش‌بینی شده (نمایشنامه‌های ۱PTO2X و ۲۰C3M) برای سی سال آینده.



شکل ۴. میانگین بارش دیده‌بانی شده بر حسب میلی‌متر در دوره‌ی گذشته و پیش‌بینی شده (نمایشنامه‌های 20C3M و 1PTO2X) برای سی سال آینده.

دو نمایشنامه 20C3M و 1PTO2X برای دوره زمانی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ پیش‌بینی گردیدند. نتیجه‌ی این پیش‌بینی‌ها نشان‌دهنده افزایش دما در ۳۰ سال آینده بر پایه‌ی هر دو نمایشنامه نام برد می‌باشد. همچنین، چشمداشت کاهش درصد بارش در نمایشنامه 20C3M و افزایش آن در نمایشنامه 1PTO2X می‌رود. دستاوردهای این پژوهش نشان‌گر افزایش دما در نمایشنامه 20C3M در سال‌های آینده بین ۰/۱ درجه ۱/۹۴ درجه‌ی سانتی‌گراد و در نمایشنامه 1PTO2X از ۰/۹۹ تا ۴/۱۳ درجه‌ی سانتی‌گراد وجود خواهد داشت. براساس پردازش‌های آماری و کوچک اندازه کردن گروه‌های زمانی شبیه نام برد در شرایطی که روند افزایش غلظت گازهای گلخانه‌ای مطابق قرن بیستم ادامه یابد افزایش دما در دوره‌ی ۳۰ ساله به‌طور میانگین تا حدود ۰/۵۵ درجه‌ی سانتی‌گراد انتظار می‌رود. همچنین، در شرایطی که غلظت گازهای گلخانه‌ای و به‌خصوص دی‌اکسیدکربن در جو تا رسیدن به ۲ برابر مقدار آن قبل از انقلاب صنعتی پیش برود انتظار افزایش دما به‌طور میانگین تا حدود ۲/۳۵ درجه‌ی سانتی‌گراد وجود دارد؛ بنابراین، چنانچه اقدامات اساسی در سطح منطقه‌ای و جهانی برای مهار کردن گازهای گلخانه‌ای، مهار کردن گاز CO₂ صورت نگیرد، حتی در شرایطی که افزایش غلظت این گازها مطابق قرن بیستم باشد، افزایش دما و دگرگونی در اندازه‌ی بارش اجتناب ناپذیر است.

نتیجه‌گیری

این پژوهش در راستای پیش‌بینی اقلیمی چگونگی نوسان‌های دما و بارش پهنه‌ی مرکزی استان فارس در دوره زمانی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ به‌دلیل نشان پررنگ آن بر کشاورزی این پهنه به انجام رسید. برای رسیدن به این هدف، گروه زمانی دما و بارش ماهانه شبیه ECHAM5 برای دوره زمانی ۱۹۵۱-۲۰۰۵ و دوره زمانی ۲۰۱۱-۲۰۴۰ به‌ترتیب به‌عنوان دوره زمانی گذشته و دوره زمانی آینده از مرکز داده‌های اقلیمی جهانی مؤسسه مکس پلانک آلمان بیرون آورده شد. همبستگی داده‌های برونوآمد شبیه با داده‌های دیده‌بانی شده برای دوره زمانی گذشته ارزیابی گردید. این ارزیابی نشان داد که گروه زمانی اندازه‌گیری شده و برونوآمد شبیه دارای تفاوت چشمگیری می‌باشد. از این‌رو روش‌های پذیرفته شده آماری برای همسوسازی این دو گروه زمانی مورد آزمون قرار گرفتند. یافته‌های این آزمون نشان‌گر آن بودند که همسو نمودن توزیع احتمال مربوط به گروه زمانی دیده‌بانی شده و برونوآمد شبیه روشی بهینه برای نزدیکسازی داده‌های این دو گروه زمانی می‌باشد. با کاربرد روش توابع توزیع احتمال و برقارای رابطه‌ی وايازی بین گروه داده‌های تولید شده شبیه به‌عنوان پیش‌بینی کننده و گروه داده‌های دیده‌بانی شده به‌عنوان پیش‌بینی شده، داده‌های شبیه کوچک اندازه گردیدند. همچنین، با بهره‌گیری از روابط وايازی حاصل، تغییرات دما و بارش در

برای تبخیر و تعرق این آب‌ها هزینه گردیده تا دمای هوا کمتر از اندازه‌ی واقعی آن نشان داده شود. اگر این آب‌ها در زیرزمین می‌مانند و برای تبخیر و تعرق هزینه نمی‌شوند، دمای هوا و نمایه‌های نمناکی هوا در بسیاری از ایستگاه‌ها، یکی پس از دیگری، بیشتر و کمتر از اندازه‌ای می‌شد که هم اکنون در دسترس می‌باشد. از آنجا که داده‌های کمتر از اندازه‌ی راستین برای کوچک اندازه کردن بروندادهای شبیه به کار گرفته شد، چشمداشت آن است که اندازه‌ی افزایش دما در دوره‌های آینده نیز بیشتر از دستاوردهای این پژوهش باشد. به دیگر سخن، اگر آب‌های زیرزمینی بیرون کشیده نمی‌شوند، داده‌های دما در گذر این ۳۰ سال بیشتر از اندازه‌ای می‌شوند که هم‌اکنون در دسترس‌اند. در آن صورت، در فرآیند کوچک اندازه‌سازی، داده‌های راستین به کار می‌رفت و دمای پیش‌بینی شده بیش از آن می‌گردید که در شکل ۳ و جدول ۴ آمده است. از این‌رو، با خشک شدن بسیاری از چاهها و کاهش بهره‌وری بسیاری از مراتع، پیش‌بینی می‌شود که در دهه‌های آینده دمای هوا به گونه‌ای جهشی و فراتر از پیش‌بینی‌ها، افزایش یابد.

البته در نمایشنامه‌های نامبرده هدف تعیین رفتار سامانه‌ی اقلیمی آینده و تأثیر آن بر دما و بارش بر پایه‌ی تغییرات گازهای گلخانه‌ای است و دیگر عوامل مؤثر بر آنها، از جمله رخدادن خشکسالی مورد بررسی نمی‌باشند؛ بنابراین، در شرایط واقعی و در صورت ادامه یافتن خشکسالی احتمال افزایش دمای بیشتری در منطقه وجود داشته و باعث دگرگونی در اندازه‌ی بارش خواهد شد که بایستی برای برنامه‌ریزی بهمنظور توسعه‌ی پایدار، بهخصوص در بخش کشاورزی، مدنظر قرار گیرد. در ۳۰ سال گذشته، داده‌های گردآوری شده در ایستگاه‌های هواسناسی فارس و بسیاری از دشت‌های ایران راستین نبوده و تا اندازه‌ای به کارکردهای کشاورزی وابسته است. در گذر این ۳۰ سال، میلیارد‌ها مترمکعب آب زیرزمینی در گستره‌ی این استان از ژرفای خاک بیرون کشیده شده و در کالبد تبخیر و تعرق به هوا رفته و هوای نزدیک به رویه‌ی زمین را خنک‌تر کرده‌اند. گرچه در بسیاری از شهرهای استان فارس، رودی روان نیست، اندازه‌ی آب تبخیر شده مانند آن بود که در هر شهری رودی پر آب روان است و باغ‌ها و کشتزارها از این رود آبیاری می‌گردد، بنابراین، بخش کم و بیش بزرگی از کارمایه‌ی خورشیدی

References:

1. Azaranfar, A., A. Abrishamchi, and M. Tajrishi. 2006. Evaluating the Effects of Climate Change on Precipitation and Temperature in Zayandehrud Basin by Using General Circulation Models Output. Civil Engineering Department Of Sharif University. Water Resource Conference (In Persian).
2. Charlson, R. J., S. E. Schwartz, J. M. Hales, R. D. Cess, J. A. Coakley, J. E. Hansen and D. J. Hofmann. 1992. "Climate Forcing by Anthropogenic Aerosols". *Science*. 255 (5043), 423-430.
3. Environment, "Climate Change" [Online]. <http://ec.europa.eu/environment/climat/home_en.htm> [Jan 2009].
4. Dettinger, M. D., D. R. Cayan, Meyer, M. K., and E. J. Anne. 2004. Simulated Hydrological responses to Climate variations and Change in the Merced, Carson, and American river basin, Sierra Nevada, California, 1900-2099. *Climatic Change*. 62: 283-317.
5. Intergovernmental Panel on Climate change, The Data Distribution Centre, "What is a GCM?" [Online 2010].
6. IPCC. 2001. The Scientific Basis of Climate Change: Contribution of Working Group I to the Third Assessment Report of the Intergovernmental Panel on Climate Change. Cambridge University Press, Cambridge.
7. IPCC Technical Paper VI. 2008. Climate Change and Water.
8. Kamga, F. M. 2001. Impact of greenhouse gas induced climate change on the runoff of the Upper Benue River (Cameroon). *Journal of Hydrology*. 252: 145-156.
9. Koocheki A., M. Nassiri, A. Soltani, H. Sharifi and R. Ghorbani. 2006. Effects of climate change on growth criteria and yield of sunflower and chickpea crops in Iran. *CLIMATE RESEARCH*. 30: 247-253.
10. Massah, A. R. and S. Morid. 2006. Impact of climate change on water resources and food production of zayandeh rud basin. *Iranian Journal of water resource*. 1(1): 40-47. (In Persian).
11. Mestre-Sanchis, F. and M. L. Feijoo-Bello. 2008. Climate Change and its marginalizing effect on agriculture. *Ecological Economics*. ECOLEC-03197; No of pages: 9.
12. Modirian, R. I. Babaeian, and M. Karimian. 2010. The Optimum Configuration of REGCM3 Model for Simulation of Precipitation and Temperature at Autumn Seasonal Over Khorasan Region in 1991-2000. *Physical Geography Research*. 70:107-120. (In Persian).
13. Roeckner, E. 2003. "The atmospheric general circulation model ECHAM5. Part I: Simulated climatology and comparison with observations". Report No.349, Max-Planck-Institute for Meteorology, Hamburg.
14. Salathe' E.P. 2004. Downscaling Simulation of future Global Climate with Application to Hydrologic Modeling. *International Journal of Climatology*. 25: 419-436.
15. Salinari, F., S. Giosue, F. N. Tubiello, A. Rettori, V. Rossi , F. Spanna, C. Rosenzweig and M. L. Gullino. 2006. "downy mildew (*Plasmopara viticola*) epidemics on grapevine under climate change". *Global Change Biology*. 12: 1299-1307.
16. Shams, S., S. M. J. Nazemosadat, A. A. Kamgar-Haghghi, and S. Zandparsa. 2012. The Effect of Increasing Carbon Dioxide on Evapotranspiration and Red Bean's Yield Under Different Irrigation Levels. *Journal of Science and Technology of Greenhouse Culture - Isfahan University of Technology*. In Press. (In Persian).
17. Wilby' R.L., T. M. L. Wigley. 1997. Downscaling General Circulation Model output: a review of methods and limitations. *Progress in Physical Geography*. 21: 530-548