

شیوه سازی اثر خشک شدن دریاچه ارومیه بر بارش منطقه شمال غرب ایران

لیلا گلزاری پرتو^۱ - کارشناسی ارشد اقلیم شناسی دانشگاه فردوسی مشهد، ایران

تاریخ دریافت: ۱۳۹۳/۲/۲۰ تاریخ تصویب: ۱۳۹۴/۲/۹

چکیده

با توجه به اهمیت دریاچه ارومیه در آب و هوای منطقه شمال غرب ایران، در پژوهش حاضر با به کارگیری یک مدل دینامیکی و انجام شیوه سازی، اثر خشک شدن دریاچه ارومیه در پارامتر اقلیمی بارش، مورد بررسی قرار گرفت. جهت شیوه سازی نقش دریاچه، مدل مقیاس منطقه ای RegCM ۴.۳ با مدل دریاچه جفت گردیده است. داده های شرایط مرزی ثانویه از داده های دوباره تحلیل شده مرکز ملی پیش بینی های محیطی / مرکز ملی پژوهش های جوی (NCEP/NCAR) و با قدرت تفکیک ۱۰ کیلومتر در شرایط کنترل (وجود دریاچه ارومیه) و شرایط حذف دریاچه ارومیه، با طرحواره بارش هم رفتی گرل اجرا گردید. داده های خروجی مدل در مقیاس فصلی و سالانه مورد پردازش قرار گرفت. نتایج حاکی از آن است که در صورت خشک شدن دریاچه ارومیه بارش در نیمه شرقی دریاچه و بخصوص استان آذربایجان شرقی کاهش می یابد.

کلیدواژه ها: دریاچه ارومیه، طرحواره گرل، شیوه سازی دینامیکی، مدل RegCM ۴.۳، بارش.

۱. مقدمه

دریاچه ارومیه بین دو استان آذربایجان شرقی و غربی و در مختصات جغرافیایی ۵° زیستگاه ۳۷° تا ۱۵° عرض شمالی و ۵° زیستگاه ۴۶° تا ۴۵° طول شرقی قرار گرفته است. این دریاچه که بزرگترین آبگیر آسیای غربی به شمار می رود، بیستمین دریاچه جهان و دومین دریاچه فوق اشیاع نمک در دنیا محسوب می شود. وسعت این دریاچه به طور میانگین ۵۲۰۰۰ کیلومتر مربع و حداقل عمق آب آن حدود ۲۰ متر است. حوضه آبریز دریاچه ارومیه حدود ۳ درصد از مساحت کل کشور را به خود اختصاص می دهد (پروین، ۱۳۸۰). در سال های اخیر با توجه به افزایش دما، تغییرات زیاد بارش و همچنین وقوع خشکسالی در سطح حوضه، تراز آب دریاچه دچار تغییرات زیادی شده است. کارشناسان، عوامل انسانی به ویژه ساخت بی رویه سدها را در کاهش بخشی از حجم آب دریاچه تأثیر گذار دانسته و معتقدند ساخت سدها، جریان سیلاب ها را کنترل کرده و آب تنظیم شده مورد بهره برداری قرار گرفته و وارد دریاچه نمی شود.

در سال‌های اخیر آنچه که به عنوان عامل اصلی باعث بحران آب در منطقه شمال غرب ایران شده است به عوامل اقلیمی نسبت داده می‌شود. برخی مطالعات انجام شده، عامل اقلیم را حدود ۶۰ الی ۶۵ درصد مسبب بحران زیست محیطی دریاچه قلمداد می‌کنند. در سال‌های اخیر با توجه به افزایش دما، تغییرات زیاد بارش و همچنین وقوع خشکسالی در سطح حوضه، تراز آب دریاچه ارومیه دچار تغییرات زیادی شده است. کارشناسان، عوامل انسانی به ویژه ساخت بی رویه سدها را در کاهش بخشی از حجم آب دریاچه تأثیرگذار دانسته و معتقدند ساخت سدها، جریان سیالاب‌ها را کنترل کرده و آب تنظیم شده مورد بهره برداری قرار گرفته و وارد دریاچه نمی‌شود (چرب گو و همکاران، ۱۳۸۸: ۸). آخرین تصاویر ماهواره‌ای موجود از دریاچه ارومیه مربوط به سال ۲۰۱۱ وسعت دریاچه پژوهشگران را ۲۳۰۰ متر مربع تخمین زده است. بررسی نقش محلی دریاچه‌ها در وقوع بارش‌های منطقه مورد توجه پژوهشگران علوم جو بوده است. زیرا این دریاچه‌ها در تعديل توده‌های هوا و ریزش‌های جوی پیرامون خود در مقیاس محلی و منطقه‌ای مهم هستند. برخی از این دریاچه‌ها حتی در سردترین ماه سال نیز یخ نمی‌زنند و یک منبع گرما و رطوبت برای جو منطقه پیرامون خود هستند. در مورد دریاچه‌ها در سطح جهان کارهایی انجام شده است. از جمله مطالعات الگاندی و گئورگی^۱ (۲۰۰۳) با استفاده از مدل اقلیمی RegCM برای دوره ۱۹۴۸-۱۹۹۰ واکنش سطح دریاچه خزر را به تغییرات اقلیمی شبیه سازی کردند. آنها ارتفاع سطح دریاچه خزر را با استفاده از یک مدل هیدرولوژی پیش‌بینی کردند. این مطالعه در شبیه سازی تغییرات بارندگی و دمای دریای خزر در مقیاس بین سالی نتایج مطلوبی را نشان داده است و عملکرد مدل در شبیه سازی تغییرات ارتفاع سطح دریاچه برای چند دهه مناسب بوده است. با توجه به شرایط نامطلوب دریاچه ارومیه مطالعاتی بر روی این دریاچه انجام شده است که جمله آن میتوان به مطالعات (زاده‌ی قره آغاج و همکاران، ۱۳۸۶؛ ۱۰) اشاره کرد که مدعی هستند وقوع پدیده خشکسالی یکی از واقعیت‌های مهم ایستگاه‌های حوضه آبریز دریاچه ارومیه می‌باشد که می‌توان علت اصلی آن را در نوسان‌های دوره ای اقلیم و عدم عبور توده هوای مرطوب و باران آور خصوصاً توده هوای مرطوب مدیترانه دانست. (پروین، ۱۳۸۹: ۱۴) نیز به نتایجی در مورد دما و بارش منطقه رسیده، از جمله اینکه طی نیم قرن اخیر، بارش‌های سالانه شرق و شمال منطقه مورد مطالعه در اوایل قرن ۲۱ تغییرات ناگهانی و جهش معنی داری پیدا کرده است. اما بارش‌های سالانه بخش غرب (ارومیه) و جنوب (سقز) منطقه بدون تغییر ناگهانی بوده و همچنان روند طبیعی خود را طی می‌کند. در بررسی دما شمال و جنوب دریاچه ارومیه بدون جهش و تغییر معنی داری روند طبیعی متوسط دمای حداقل را تجربه کرده است. اما این وضعیت برای غرب و شرق منطقه کاملاً متفاوت بوده است. به طوریکه، در غرب منطقه (ارومیه) یک تغییر ناگهانی در سال ۱۹۹۳ اتفاق افتاده و روند آن منفی می‌باشد. اما در شرق منطقه (تبریز) چندین جهش معنی دار با حاکمیت روند مشت به ویژه در سال‌های ۱۹۹۶ با شیب زیادی افزایش متوسط دمای ۲۰۰۱ و ۲۰۰۵ را نشان می‌دهد. در تحقیقی دیگر حسن زاده اذعان میدارد نوسان سطح آب دریاچه متأثر از نوسان‌ان غیر عادی سایر دریاها و

اقيانوس‌های جهان است. که علت آنرا دانشمندان و محققین، سوراخ شدن لایه اوزون و افزایش پدیده گلخانه ای در کره زمین و نوسان‌های پريوديك معرفی کرده‌اند. ايشان خاطر نشان می‌کند که از دیگر عوامل مسبب نوسان آب درياچه حفر چاه و استفاده بی رویه از آبهای زیر زمینی و در نتيجه نفوذ جبهه آب شور درياچه به طرف چاهها می‌باشد. (فريوت و حسن زاده به نقل از حسن زاده ، ۱۳۸۵: ۷). در بررسی جديد تری نيز (دلجو و همكاران، ۲۰۱۲: ۱۸) از افزایش ميانگين حداکثر دما (۰/۸ درجه سلسیوس) و کاهش ميانگين بارندگی (۹/۲٪) شدیدتر و طولاني تر از ۴ دهه قبل خبر می دهند و اين تغيير اقليل باعث کاهش توليدات کشاورزي، فرصت‌های شغلی، درآمدها و در نهايتمهاجرت خواهد شد. با توجه به مطالعات انجام شده ميتوان اذعان کرد بارش شمال غرب روند کاهشي را طي می کند در اين زمينه (رحيم زاده و همكاران، ۱۳۸۷: ۱۶) مطالعه اى از روند بارشی سالهای قبل انجام داده که در آن به بررسی روند بارش در دوره‌ی آماری ۱۹۵۱-۲۰۰۳ در کشور مورد تجزие و تحليل قرار گرفته داده است، نتایج اين بررسی حاکى از آن است که مجموع بارش سالانه و فصلی در منطقه شمال غرب ايران رو به کاهش است هم چنين نشان دادند، کاهش شدید بارش در چهار فصل سال در مناطق شمال غرب ايران به ویژه در زمستان عامل اصلی در کاهش بارش در مقیاس سالانه در این مدت بوده است. با توجه به اهميت و ضرورت مطالعه شرایط بحرانی درياچه، در اين پژوهش سعى بر آن است تا به بررسی شبيه سازی اثرات خشك شدن درياچه اروميه با استفاده از مدل مقیاس منطقه‌ای RegCM4.3 در سطح منطقه‌اي پرداخته شود. اين تحقیق به دنبال پاسخگویی به این سوال است که در صورت خشك شدن درياچه اروميه بارش در کدام منطقه از استان ييشترين تغيير را خواهد كرد.

۲. منطقه مورد مطالعه

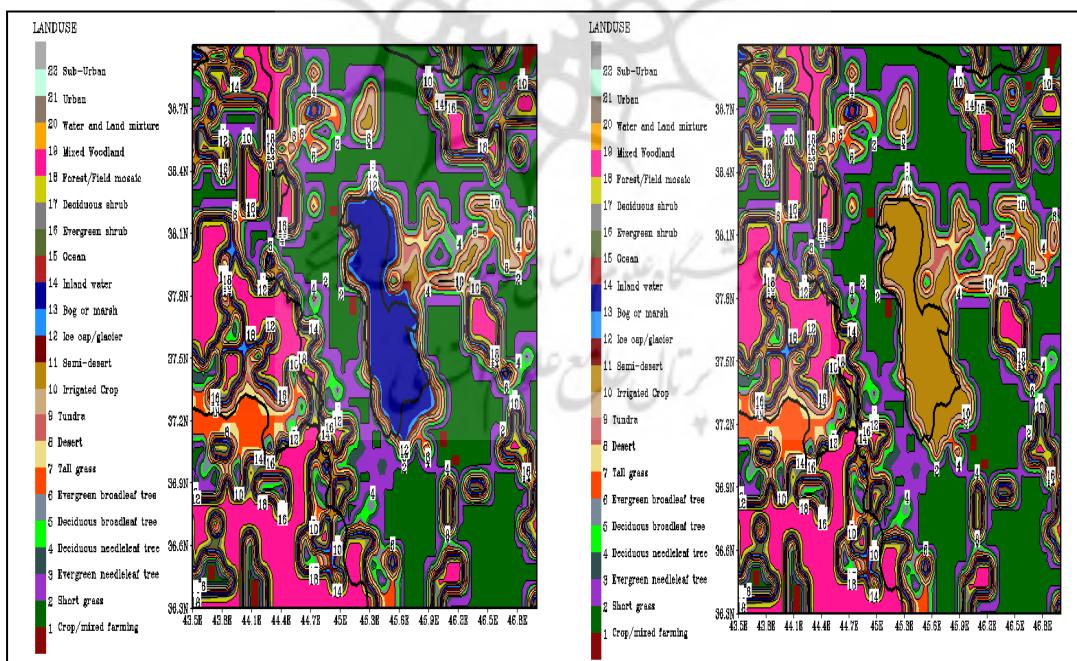
درياچه اروميه با مساحتی حدود ۵ هزار و ۸۲۲ کيلومتر مربع بزرگ‌ترین درياچه کشور پس از درياچه خزر است و پيسمين درياچه جهان از لحاظ وسعت محاسبه می گرد که بين استان‌های آذربایجان غربي و شرقی قرار گرفته است. درياچه اروميه که بزرگ‌ترین آبگير آسيای غربي به شمار می‌رود، دومين درياچه فوق اشباح نمک در دنيا محاسبه می‌شود. سطح معمول درياچه نسبت به سطح آب در درياهای آزاد- ۱۳۰۰- ۱۳۰۰ متر بالاتر قرار دارد. طول درياچه از ۱۳۰ تا ۱۴۶ کيلومتر متغير بوده و عرض درياچه در پهنه‌ترین قسمت ۵۸ کيلومتر و در کم عرض ترین قسمت آن که در محلی بين کوه زنبيل و جزيره اسلامي واقع شده است ۱۵ کيلومتر مربع می‌باشد (كريمي، ۱۳۸۸)

حجم تقريري آن ۱۳ ميليارد متر مكعب می‌باشد که با دارا بودن ۲۰۱ جزيره کوچک و بزرگ به عنوان يكى از ۹۵ پارک بين‌المللي ذخایر طبیعی جهان و جزو تالاب‌های بين‌المللي کنوانسیون رامسر معرفی شده و به ثبت رسیده است. ميزان بارندگی در تغييرات سطح آب درياچه بسيار تأثير گذار است. ميانگين تراز آب ۱۳۷۸ متر است که با تغيير سالانه تا يك متر و گاه بيش از آن نيز اتفاق می‌افتد. متوسط عمق درياچه حدود ۶ متر است. حداکثر مساحت درياچه در ماه های اردیبهشت و خرداد به دليل ذوب كامل برف کوه های پيرامون آن و افزایش ورودی آبهای ناشی

از آن است و حداقل گسترش آن در ماههای مهر و آبان می‌باید که جریان آب رودها به حداقل و تبخیر دریاچه به حداقل خود می‌رسد.

۳. مواد و روشها

به منظور شبیه سازی، مدل **RegCM** با مدل دریاچه جفت شد و با قدرت تفکیک ۱۰ کیلومتر برای دوره سه ساله (۲۰۰۱-۲۰۰۳) اجرا شد. برای ورودی اولیه به مدل از داده‌های رقومی استفاده گردید. داده‌های شرایط مرزی ثانویه از داده‌های دوباره تحلیل شده با تفکیک افقی ۲/۵ درجه از مراکز پیش‌بینی محیطی / مرکز ملی پژوهش‌های جوی (NCEP/NCAR) تهیه شد. این داده‌ها با گام زمانی شش ساعته شامل ارتفاع زئوپتانسیل، مولفه‌های مداری (**u**) و نصفالنهاری باد (**v**)، دما، رطوبت نسبی و فشار سطحی و سرعت قائم می‌باشد. داده‌های شرایط اولیه شامل داده‌های دمای سطح دریا در مقیاس زمانی هفتگی با تفکیک مکانی افقی ۱ درجه می‌باشد که از مذکور نوآخذ شد. داده‌های ویژگی‌های سطح زمین شامل داده‌های توپوگرافی سازمان نقشه برداری ایالات متحده با تفکیک افقی ۳۰ ثانیه و داده‌های پوشش سطح زمین (**land cover**) و رطوبت و بافت خاک با تفکیک مکانی ۳۰ ثانیه جغرافیایی می‌باشد. به منظور بررسی اثر دریاچه ارومیه بر بارش منطقه شمال غرب، مدل جفت شده با دریاچه یک بار با در نظر گرفتن شرایط واقعی و بار دیگر با تغییر دادن پوشش سطحی دریاچه ارومیه به زمین نیمه بیابانی و شوره زار اجرا گردید. شکل ۱ و ۲ به ترتیب پوشش سطح زمین به کار گرفته در مدل را برای شرایط مرجع و در صورت خشک شدن دریاچه نشان میدهد.



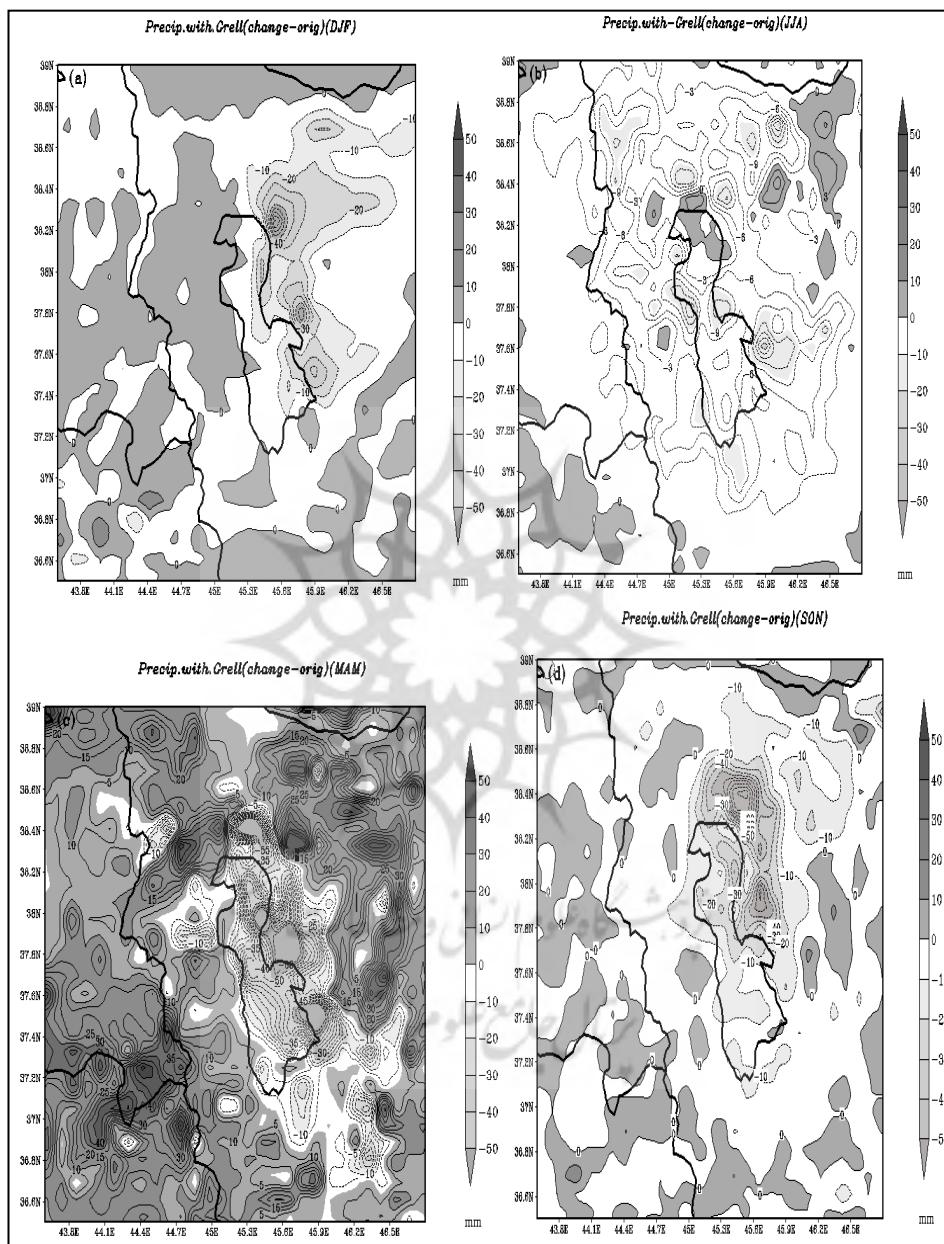
شکل ۱ (a) پوشش سطح زمین در شرایط مرجع. (b) پوشش سطح زمین در شرایط شبیه سازی

۴. بحث و نتایج

برای بررسی اهمیت وجود دریاچه و تأثیر آن در اقلیم منطقه برای یک دوره ۳ ساله (۲۰۰۳-۲۰۰۱) با استفاده از مدل مقیاس منطقه‌ای RegCM4.3 با طرحواره گرل در شرایط مرجع (با دریاچه) و شبيه سازی(بی دریاچه) اجرا شد. بعد از بررسی نقشه‌ها، با توجه به توانایی شبيه سازی هرچه بهتر طرحواره گرل، به تجزیه و تحلیل نقشه‌ها می‌پردازیم.

از آنجاییکه مجموع بارش روزانه یا ساعتی در یک منطقه، شکل دهنده بارش فصلی و سالانه آن است و از طرف دیگر، نشان دادن روند بارش در مقیاس ریزتر جهت مطالعه دوره‌های ترسالی و خشکسالی حائز اهمیت است. به بررسی بارش در مقیاس روزانه با استفاده از طرحواره گرل گردید. این طرحواره، دو جریان هموفتی غالب صعودی و نزولی برای ابر در نظر می‌گیرد. در واقع یکی از طرحواره‌های قوی برای محاسبه بارش می‌باشد. در شکل شماره ۳ نقشه‌های اختلاف بارش منطقه برای چهار فصل سال در دوره مذکور، نشان داده شده است. طبق نقشه (a) که اختلاف بارش زمستان را با طرحواره گرل نشان می‌دهد مشاهده می‌شود که، مدل اختلاف بارش نیمه شرقی دریاچه را منفی ارزیابی کرده است در واقع نقشه بیانگر آن است که در صورت حذف دریاچه ارومیه نیمه شرقی دریاچه، شاهد کاهش بارش بیشتری خواهد بود. بطوریکه ملاحظه می‌شود سه هسته کاهش بارش یکی در محدوده شهرستانهای شبستر، تبریز و مرند و هسته دوم در وسط نیمه شرقی دریاچه، شهرستان آذرشهر و درنهایت هسته سوم در جنوب شرقی دریاچه، در شهرستان مراغه مشاهده می‌لگدد. بیشینه کاهش بارش در شرایط شبيه سازی در هسته شمال شرقی برروی شهرستان شبستر، مرند و تبریز بسیار بیشتر از دیگر هسته‌ها می‌باشد. بطوریکه در صورت حذف دریاچه، تمامی نیمه غربی و شمالی استان آذربایجان شرقی شاهد کاهش بارش خواهد بود. در دیگر نواحی نیز بارش منطقه به صفر خواهد رسید در نهایت می‌توان گفت بارش فصل زمستان در شرایط شبيه سازی کاهش یافته است. در ادامه به نقشه اختلاف بارش فصل تابستان (b) می‌رسیم که در این نقشه نیز همانطور که ملاحظه می‌شود. در شرایط شبيه سازی شاهد کاهش بارش در تمامی منطقه هستیم. با توجه به اینکه نقشه فصل تابستان است و این فصل تنها ۳٪ بارش سالانه را تشکیل می‌دهد، مقادیر کاهش بارش شبيه سازی شده نیز کم می‌باشد. کاهش بارش بر روی دریاچه ارومیه و هر دو استان آذربایجان شرقی و غربی به شکل هسته‌هایی کاهشی و کوچک مشهود است. هسته‌هایی با خطوط همبارش صفر نیز در نقشه مشاهده می‌شود که در ضلع شمالی دریاچه و شهرستان کلیبر است با توجه به مقدار آن نیز می‌توان گفت بطور کلی بارش این فصل نیز در شرایط شبيه سازی کاهش یافته است. در نقشه اختلاف بارش فصل بهار (c) روند بارش را در شرایط شبيه سازی با روند نزولی نشان می‌دهد. با توجه به نقشه، مدل، بارش فصل زمستان را در تمامی محیط دریاچه منفی شبيه سازی کرده است بطوریکه ملاحظه می‌شود بارش دریاچه در شرایط شبيه سازی بسیار بیشتر از نواحی اطراف کاهش یافته است بطور کلی نیمه شرقی، جنوبی و شمالی دریاچه نیز شاهد کاهش بارش می‌باشند. کاهش بارش در فصل بهار بسیار شدیدتر و گستردere تر از فصول دیگر می‌باشد. نقشه بیانگر آن است که در صورت حذف دریاچه شهرستانهای جلفا، مراغه، تبریز، شبستر، آذرشهر،

مرند و بناب شاهد کاهش بارش هستند. این کاهش بارش در فصل پر بارش بهار برای استانهای آذربایجان شرقی و غربی تبعات بسیاری را به همراه خواهد داشت تبعات این شرایط متوجه استان آذربایجان شرقی که با توجه به نقشه حاضر، بیشترین تأثیر را می‌پذیرد.

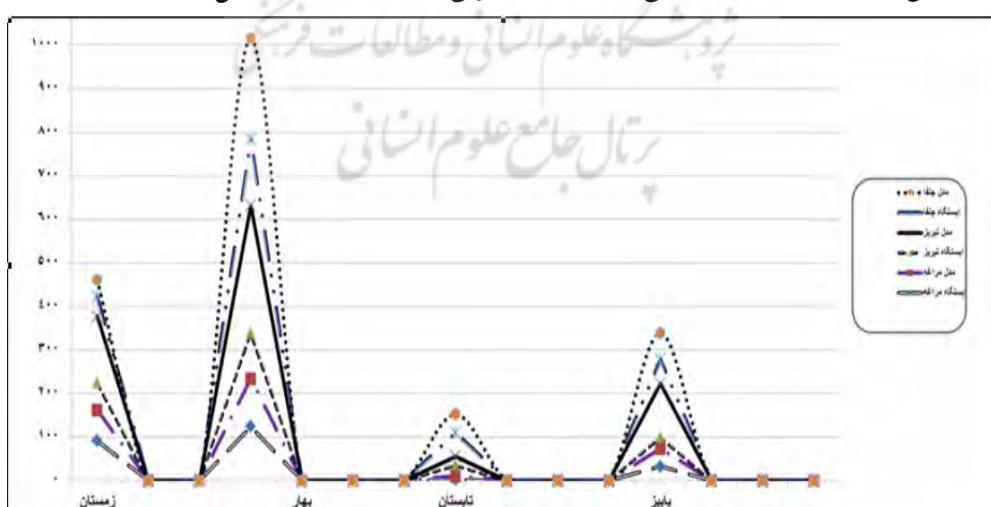


شکل ۳ نقشه اختلاف بارش حاصل از طرحواره گرل. فصل زمستان(a)، تابستان(b)، بهار(c)، پاییز(d) در دوره ۳ (۲۰۰۱-۲۰۰۳) ساله

در آخر نقشه اختلاف بارش فصل پاییز (d) است که اختلاف بارش این فصل نیز از سیر نزولی برخودار می باشد. بویژه در نیمه شرقی دریاچه ارومیه این کاهش بارش محسوس تر است. هسته کاهش بارش در رفع شمال شرقی دریاچه ارومیه که بر روی شهرستان های جلفا و مرند می باشد بسیار بیشتر و گسترده تر می باشد. هسته‌ی دیگر این کاهش بارش در کمربند شرقی دریاچه هست که شهرستانهای آذرشهر، اسکو، سهند و تبریز را در بر می گیرد. کاهش بارش در دیگر نواحی دریاچه نیز با شرایط ضعیف تری ملاحظه می شود. گستردگی این کاهش بارش در دور تا دور دریاچه در شرایط حذف دریاچه تمامی شهرستانهای اطراف را درگیر کرده و همچون الگوی فصل بهار، استان آذربایجان شرقی را پیش از پیش متاثر می کند. با توجه به نتایج نقشه های حاصل از طرحواره گرل، می توان گفت این طرحواره توانایی شبیه سازی بارش شمال غرب را دارد.

اعتبار سنجی مدل

در این قسمت، اعتبار سنجی بین خروجی های مدل و داده های مشاهداتی در دوره ۳ ساله (۲۰۰۳-۲۰۰۱) مورد بررسی قرار خواهد گرفت. در این قسمت جدول های بارش سه ایستگاه نمونه جلفا، تبریز و مراغه همراه نمودار و نقشه های آنها ارائه می شود. در نهایت میزان درصد خطأ و اریب مدل در قیاس با داده ها ایستگاهی محاسبه و مورد تجزیه و تحلیل قرار خواهد گرفت. پس از بررسی و تحلیل مجموع بارش های فصلی ۳ ساله (۲۰۰۳-۲۰۰۱) خروجی مدل در شرایط مرجع و شرایط حذف دریاچه و مقایسه آن با بارش های واقعی در دریاچه ارومیه مشخص شد که مدل RegCM4.3 در پیوند با مدل دریاچه توانایی لازم را در شبیه سازی بارش دریاچه ارومیه دارد. اگرچه مدل بارش ها را پیش از واقعیت (بویژه فصل بهار) شبیه سازی نموده است، اما بارش ماهانه شبیه سازی شده توسط مدل انطباق خوبی با بارش ایستگاه های نمونه تبریز، جلفا و مراغه دارد و در واقع مدل RegCM توانسته است روند بارش های ماهانه را با همبستگی بالای ۹۰٪ به خوبی شبیه سازی نماید (شکل ۴).



شکل ۴ نمودار خطی توانایی شبیه سازی مدل در ایستگاه های تبریز، جلفا، مراغه در سال ۲۰۰۳

برای این منظور جدول (جدول ۱) مجموع بارش ماهانه یک سال ۲۰۰۳ و نمودارهای خطی برای ۳ ایستگاه نمونه تهیه و ترسیم شد. نمودارها بیانگر توانایی بالای شبیه سازی مدل برای دریاچه ارومیه می باشند.

روش بررسی خطاهای

به منظور مطالعه درصد خطأ و اریب مدل نسبت به داده های ایستگاهی، (بابائیان و همکار، ۱۳۸۶: ۶) فرمولی را ارائه داده اند که با استفاده از آن به مطالعه میانگین درصد خطأ و اریب مدل می پردازیم.

$$MBE = \sum(p_i - o_i)/n \quad (1)$$

$$MPE = \sum(o_i - p_i)/o_i \times 100/n \quad (2)$$

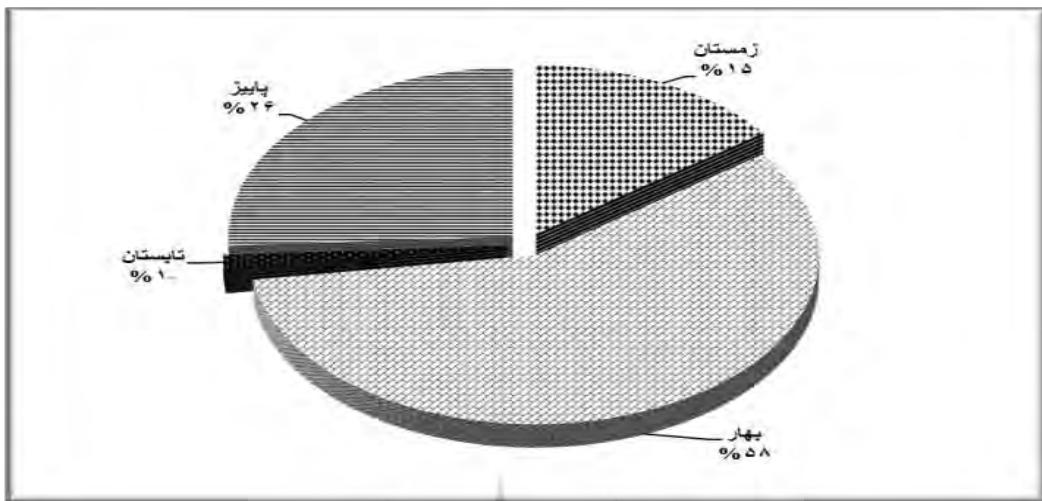
در این فرمول (p_i) در فرمول، مقادیر مدل شده، و (o_i) مقادیر واقعی ایستگاه و (n) تعداد ایستگاه مورد مطالعه می باشد. میانگین درصد خطأ (MBE) و اریبی (MPE) داده های مدل در مقایسه با مقادیر دیدبانی شده (جدول ۲) ایستگاههای سینوپتیک کشور با استفاده از دو رابطه ۱ و ۲ و به صورت میانگین منطقه ای محاسبه شدند

جدول ۲ مجموع بارش ایستگاه و خروجی مدل و درصد خطأ واریب مدل ° سال ۲۰۰۳

MPE	MBE	جلفا		تبریز		مراغه		
		مدل	ایستگاه	مدل	ایستگاه	مدل	ایستگاه	
-10.9	22	39	45	153	62	71	91	زمستان
-22.4	85	232	151	293	105	110	124	بهار
2.7	-2	43	54	21	24	9	1.4	تابستان
-33.8	38	61	55	124	25	41	32.2	پاییز

برای بررسی و ارزیابی خطای هر کدام از اجرای از روش های آماری استفاده شده است. میانگین درصد خطأ و اریبی بارش های مدل نسبت به مقادیر دیدبانی شده ایستگاههای سینوپتیک کشور برای ماههای سال ۲۰۰۳ مورد مطالعه، با استفاده از روابط ۱ و ۲ محاسبه شد. نتایج این محاسبات در جدول ۲ آورده شد. بر این اساس کمترین ویژهای خطأ به ترتیب مربوط به طرحواره گرل برای سه ایستگاه مورد بررسی در سال نمونه ۲۰۰۳، ۷۲ درصد برای فصل تابستان و -۳۳ درصد برای فصل پاییز می باشد. همینطور با توجه به جدول فوق می توان اظهار کرد مدل در شبیه سازی بارش شمال غرب با طرحواره گرل دارای بیشترین اریبی در فصل بهار (۸۵ میلیمتر) و کمترین اریب در فصل تابستان (۲ میلیمتر) بوده است. اریب بسیار بالای مدل در فصل بهار، حاکی از برآورده بیش از حد واقعی مدل نسبت به داده واقعی برای منطقه شمال غرب می باشد. نمودار دایره ای نیز (شکل ۵) بیانگر اریب و توانایی مدل در شبیه سازی بارش منطقه می باشد. بطوریکه فصل زمستان را با ۱۵٪ اریب و فصل بهار با ۵۸٪

همینطور پاییز با ۲۶٪ و در نهایت تابستان را با ۱٪ شبیه سازی کرده است. لازم به ذکر است علت شبیه سازی کم مدل برای فصل تابستان این است که این فصل بطور کلی بارش بسیار کمی (۳٪) را دارا می باشد.



شکل ۵ نمودار دایره ای اریبی مدل (تبریز، جلفا، مراغه) در سال ۲۰۰۳

۵. نتیجه گیری

برهمکنش آب و اتمسفر در اقلیم منطقه تاثیر گذار می باشد. با توجه به نقشه های تهیه شده از خروجی مدل، نقشه های بیانگر کاهش بارش در صورت حذف دریاچه ارومیه هستند. بطوریکه نقشه فصل زمستان بیانگر کاهش بارش نیمه شرقی دریاچه می باشد. در این فصل سه هسته در شمال شرق دریاچه در شهرستان شبستر، مند تا تبریز کشیده شده است کاهش بارش در این شهرستانها در حدود ۱۰ تا ۴۰ میلیمتر است. هسته کاهشی دیگر در شهرستان آذرشهر و مراغه می باشد که کاهش بارش آن در حدود ۳۰ میلیمتر است و هسته سوم که کوچیکتر نیز هست در شهرستان بناب قرار گرفته است و کاهش بارش آن در حدود ۱۰ میلیمتر است بطور کلی استان آذربایجان شرقی در صورت حذف دریاچه ارومیه شاهد کاهش بارش در فصل زمستان می باشد. کاهش بارش در فصل تابستان نیز در استان آذربایجان شرقی و غربی اتفاق افتاده است. با توجه به کمبود بارش در فصل تابستان، شاهد بارش در این فصل در حدود ۳-۹ میلیمتر می باشد. در فصل پر بارش منطقه، کاهش بارش در این فصل در حدود ۵۵ تا ۱۰ میلیمتر کاهش یافته است. در فصل سرد پاییز نیز شمال شرق دریاچه در حدود ۶۰ میلیمتر کاهش بارش را نشان می دهد و هسته دیگر تبریز در حدود ۴۵ میلیمتر از سیر نزولی بارش برخوردار می باشد. در واقعه بیشترین کاهش بارش را در فصل پاییز شاهد هستیم و بعد از آن در فصل بهار، که در هر دو فصل کاهش بارش در نیمه شرقی دریاچه مشهودتر می باشد.

محاسبه درصد خطأ و اریب مدل، برای اعتبار سنجی و تشخیص توانایی شبیه سازی آن، بیانگر بیشترین درصد خطأ در فصل تابستان (۲,۷) و کمترین آن برای فصل پاییز (۳۳) می باشد. محاسبه اریب آن نیز حاکی از کمترین میزان در فصل تابستان (۲ میلیمتر) و بیشترین میزان برای فصل بهار (۸۵ میلیمتر) می باشد. در نهایت می توان اذعان کرد، شبیه سازی مدل (شکل ۳) در فصل بهار برای هر سه ایستگاه بیشتر از آمار ایستگاه ها برای سال نمونه ۲۰۰۳ بوده است بطور کلی پیش بینی مدل از شبیه سازی بارش هر سه ایستگاه کمی بیشتر از داده های ایستگاهی است. با این وجود مدل به طور قابل قبولی توانایی شبیه سازی بارش شمال غرب را داشته است. و بیانگر کاهش بارش در صورت حذف دریاچه ارومیه برای منطقه می باشد. که کاهش بارش برای استان آذربایجان شرقی اثرات بیشتری را با توجه به موقعیت قرار گیری منطقه و در مسیر بادهای غربی بودن استان و جهت وزش بادهای غربی (از غرب به شرق)، به همراه دارد. با توجه به اینکه این منطقه محل ورود سیستم جوی می باشد بخصوص سیستم های مدیترانه ای و بروون حراره ای، که بارش فصل سرد سال را در منطقه تامین می کند، و وزش بادهای غربی که از غرب به شرق به منطقه می وزند و همچنین ارتفاع بالای و کوهستانی بودن منطقه و تاثیر پرنگ بارش همرفتی در هر دو استان، دلیل اثر بیشتر دریاچه بر نیمه شرقی آن روشن و واضح می شود. بطور کلی شهرستانهای نیمه غربی استان آذربایجان شرقی تاثیر قابل توجهی در اقلیم خود در صورت خشک شدن دریاچه ارومیه مشاهده می کنند.

کتابنامه

- آیرملو، نورالدین، خاکی ترابی، احمد ۱۳۸۴، مقایسه عوامل متوسط درازمدت دریاچه ارومیه با سال های آبی تر و خشک، تحقیقات منابع آب ایران، سال اول، شماره ۳، ۷۸-۸۰.
- بابائیان، ایمان و کریمیان، مریم و مدیریان، راحله و حبیبی نوخدان، مجید، ۱۳۸۶، شبیه سازی بارش ماههای سرد سال های ۱۳۷۶ و ۱۳۷۹ با استفاده از مدل اقلیمی RegCM3، جغرافیا و توسعه، شماره ۱۰، صص ۵۵-۷۲.
- پروین، نادر، ۱۳۸۹، مطالعه تغییر اقلیم نیم قرن اخیر با تأکید بر منطقه شمال غرب ایران، مجموعه مقالات چهارمین کنگره بین المللی جغرافیدانان جهان اسلام، زاهدان، صص ۴-۱۲.
- چرب گو، توحید و چرب گو، اکبر، ۱۳۸۹، پیامدهای منفی سد سازی در حوضه آبریز دریاچه ارومیه و تأثیر آن در خشک شدن دریاچه ارومیه، پنجمین همایش ملی زمین شناسی و محیط زیست.
- حسن زاده، یوسف، ۱۳۹۰، مطالعه رفتار هیدرودینامیکی دریاچه ارومیه و اثرات آن در سواحل مجاور، همایش ملی تغییر اقلیم و تأثیر آن بر کشاورزی و محیط زیست، تبریز، صص ۵-۲.

- رحیمی خوب، علی و کوچک زاده، مهدی و ولی سامانی، جمال محمد و شریفی، فرود، ۱۳۸۴، ارزیابی چند روش برآورد دمای سطح زمین با استفاده از تصاویر ماهواره NOAA در حوزه آبریز دریاچه ارومیه، *فصلنامه پژوهش و سازندگی در زراعت و باستانی*، شماره ۶۸، ۹۰-۸۴.
- دلاور، مجید و مرید، سعید و شفیعی فر، مهدی، ۱۳۸۷، شبیه سازی، تحلیل حساسیت و عدم قطعیت تغییرات تراز آب دریاچه ارومیه نسبت به مولفه های بیلان آبی آن، *مجله هیدرولیک*، ۳(۱)، ۵۵-۴۵.
- Zahedi, Majid and Quidl, Rehimy, Yousif, 1387, Shناخت طبقه بندی و پیش بینی خشکسالی با استفاده از روش سری های زمانی منطقه مطالعاتی حوضه ای آبریز دریاچه ارومیه، *فضای جغرافیایی*، ۶، ۴۸-۱۹.
- Delju, A. H., Ceylan, A., Piguet, E., and Rebetez, M. (2013). Observing climate variability and change in Urmia Lake Basin, Iran. *Theoretical and Applied Climatology*, 111, 285-296..
- Elguindi, N., & Giorgi, F. (2003). Simulating multi-decade variability of Caspian sea level changes using regional Climate Model outputs. *Climate Dyn*, 26, 176-181.
- Elguindi, N., & Giorgi, F. (2006). Simulating multi-decade variability of Caspian sea level changes using regional Climate Model outputs. *Climate Dyn*, 26, 176-181.
- Elguindi, N., Bi, X., Giorgi, F., Nagarajan, B., Pal, J., & Solmon, F. (2004). RegCM Version 3.0, User's Guide Kalnay, E., Kanamitsu, M., Kistler, R., Collins, W., Deaven, D., Gandin, L., Iredell, M., Saha, S., White, G., Woollen, J., Zhu, Y., Leetmaa ,A., Reynolds, B., Chelliah, M., Ebisuzaki, W., Higgins, W., Janowiak, J., Mo, K. C., Ropelewski, C., Wang, J., Jenne, R., & Joseph, D. (1996). The NCEP/NCAR 40-year reanalysis project. *Bulletin of the American Meteorological Society*, 77, 437-472.
- Rahimi khoob, A., Kochakzadeh, A., Samani, M .V., & Sharifi, J. (2005). Estimating maximum daily temperature using NOAA satellite images case study in Urmia lake basin. *Pajouhesh & Sazandegi Quarterly*, 68, 84-90.

پژوهشگاه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی