

## مدل‌سازی هواشناسی تأثیر دریاچه زریوار بر میزان عرضه و تقاضای انرژی مناطق پیرامون

غلامرضا روشن<sup>\*</sup>

قاسم لگزاشکور<sup>۲</sup>

۱. استادیار گروه جغرافیا، دانشگاه گلستان، گرگان، ایران
۲. دانشجوی کارشناسی ارشد مخاطرات آب و هوایی، دانشگاه گلستان، گرگان، ایران

\*مسئول مکاتبات:

r.rowshan@yahoo.com

تاریخ دریافت: ۱۳۹۴/۱۱/۰۱

تاریخ پذیرش: ۱۳۹۵/۰۶/۲۶

کد مقاله: ۱۳۹۷۰۱۰۳۴۸

این مقاله برگرفته از پایان‌نامه کارشناسی ارشد است.

چکیده

با فراغیر شدن شبیه‌سازی نرم‌افزاری اقلیم منطقه‌ای، این امکان به وجود آمده است تا سناریوهای گوناگونی همچون تأثیر پر آب کردن یک دریاچه یا خشک‌کردن آب آن و تأثیر آن بر شرایط اقلیمی منطقه هم‌جوارش، در دنیای مجازی رایانه‌ای شبیه‌سازی گردد. دریاچه زریوار به عنوان یکی از دریاچه‌های مهم شمال غرب کشور گاهآ در دوره‌های خشک‌سالی با تهدید کاهش پهنه آبی مواجه می‌باشد که این عامل می‌تواند به طور مستقیم بر مؤلفه‌های اقلیمی نواحی پیرامون خود و تأثیرات غیرمستقیمی بر تعییرات شاخص‌های HDD و CDD به عنوان مؤلفه‌هایی برای ارزیابی عرضه و تقاضای انرژی داشته باشد. بدین منظور در این پژوهش با استفاده از نرم‌افزار TAPM، دو سناریوی پر آب بودن (شرایط واقعی دریاچه) و خشک‌کردن دریاچه اجرا گردید تا بتوان میزان تعییرات شاخص‌های HDD و CDD برای شهر مریوان که در همسایگی دریاچه واقع گردیده، شبیه‌سازی نمود. اما پیش از آن بر مبنای داده‌های واقعی و روزانه حداقل و حدکثر دما برای سال‌های ۱۹۹۰ تا ۲۰۱۰، میانگین ماهانه HDD و CDD شهر مریوان محاسبه و در گام بعد تعییرات روند این دو مؤلفه بهو سیله رگرسیون خطی و آزمون ناپارامتریک منکندا (t) مورد واکاوی قرار گرفت. با توجه به داده‌های درازمدت مشاهداتی مشخص گردید که تنها روند معنادار تعییرات دو شاخص HDD و CDD برای مارس وجود دارد. این تعییرات به ترتیب برای شاخص HDD و CDD با آماره‌های (R=۰/۵۴؛ t=-۰/۳۸) و (R=۰/۴۱؛ t=-۰/۲۰) مؤید کاهش نیاز به انرژی گرمایشی و افزایش انرژی سرمایشی در این ماه می‌باشد. همچنین خروجی‌ها نشان می‌دهند که در سناریوی دریاچه خشک، میزان HDD برای غالبية ماه‌های سرد سال نسبت به دریاچه پر آب افزایشی و از طرف دیگر مقدار CDD نیز در ماه‌های گرم سال افزایش نشان می‌دهند. از طرف دیگر بر اساس میانگین سالانه، یافته‌ها نشان دادند که خشک شدن دریاچه زریوار باعث کاهش ۳۰ درجه- روز کالری تقاضای انرژی در بخش گرمایشی و افزایش ۱۱۱ درجه- روز کالری در بخش خنک‌کنندگی خواهد گردید.

**وازگان کلیدی:** تقاضای انرژی، دریاچه زریوار، طرح‌واردهای اقلیمی، مدل‌سازی هواشناسی.

### مقدمه

توجه به تعییرات اقلیمی در سال‌های اخیر به علت نتایج اقتصادی، اجتماعی و خسارات مالی مربوط به رویدادهای حدی جوی اهمیت زیادی پیداکرده است. در اکثر مطالعات توجه به تعییر اقلیم فقط در صدد آشکارسازی روندهای پتانسیلی یا نوسانات در متوسط طولانی مدت علائم اقلیمی است. در این میان عوامل تعییر اقلیم را می‌توان به دودسته تقسیم کرد که شامل عوامل طبیعی و انسانی می‌باشد. در این‌بین تأثیر عوامل انسانی از زمان انقلاب صنعتی و در دهه‌های اخیر همراه با رشد و افزایش جمعیت دنیا و به دنبال آن رشد بی‌رویه شهر گرانی، شدت زیادی یافته است. یکی از مؤلفه‌های اقلیمی تأثیرپذیر از دگرگونی‌های اقلیمی مؤلفه دما می‌باشد. بهنوعی که میانگین دمای سالانه کره زمین در دهه‌های اخیر حدود ۰/۵ تا ۰/۷ درجه سانتی‌گراد افزایش یافته است (فرج زاده، ۱۳۹۳). افزایش دما می‌تواند مؤلفه‌های بسیاری را نظیر افزایش تبخیر و



تعرق، کاهش آب دریاچه‌ها و یا اینکه میزان عرضه و تقاضای انرژی را تحت تأثیر قرار دهد. لذا یکی از اثرات گرمایش جهانی تهدید و خشک شدن برخی پهنه‌های آبی نظیر دریاچه‌ها می‌باشد. به‌حال کشور ایران با توجه به قرارگیری بر روی کمر بند خشک و نیمه‌خشک جهان بیشتر مستعد تأثیرپذیری از تأثیرات منفی گرمایش جهانی بوده است. شاهد این ادعا تجاری از خشک شدن دریاچه‌هایی نظیر مهارلو، ارومیه و غیره برای سال‌های اخیر می‌باشد.

امروزه با گستردگی شدن نرم‌افزاری‌های شبیه‌سازی اقلیم منطقه‌ای، این امکان به وجود آمده است تا طرح‌واره‌های مختلفی نظیر پرآب‌کردن یک دریاچه یا خشک‌کردن آن و تأثیر این تغییرات بر شرایط اقلیمی منطقه و یا همچنین تأثیر کوه بر خشکی‌های مجاور در دنیای مجازی رایانه‌ای شبیه‌سازی گردد. شبیه‌سازی دقیق وضعیت حرکت سیستم‌های جوی به‌گونه‌ای کامل امری دشوار می‌باشد، زیرا سیستم‌های جوی به وجود آورنده اقلیم هر منطقه به‌شدت تحت تأثیر پدیده‌های اقلیمی جهانی و عوامل محلی مثل توده‌های آبی، ارتفاعات، کاربری اراضی و غیره قرار می‌گیرند. لازم به ذکر بوده که شبیه‌سازی در تعیین شرایط اقلیمی نمی‌تواند کار ساده‌ای باشد بلکه مستلزم مدل‌سازی پدیده‌های متعددی در حالات مختلف و دخالت چندین رشته علمی از علوم ریاضیات گرفته تا فیزیک، شیمی، انفورماتیک، اقلیم‌شناسی، زیست‌شناسی و غیره می‌باشد. در اجرای مدل، از ریزرايانه‌های با پردازنده‌های سریع استفاده می‌شود که وضعیت جو و شرایط سیالات حاکم بر آن را با معادله‌های پیچیده از راه زبان‌های برنامه‌نویسی مدل‌سازی می‌کنند و با به کارگیری علوم فیزیک و مکانیک سیالات در طراحی و ترسیم نمودارها و نقشه‌های مرتبط برای Rose *et al.*, 1995; new *et al.*, 2002; Schmidt *et al.*, 2005; (Salathé *et al.*, 2007; Pozzer *et al.*, 2011; Feldhoff *et al.*, 2015

در جو زمین پیش‌بینی پدیده‌های غالب به دو شیوه‌ی مدل‌سازی دینامیکی و آماری انجام می‌گیرد. مدل‌های دینامیکی معمولاً بر مبنای قوانین فیزیکی انجام می‌پذیرد. شناخت دقیق این قوانین با دشواری‌های بخصوص خود مواجه است زیرا این قوانین همواره با سه فاز جامد، مایع و بخارآب و تبادلات انرژی بین این سه فاز در ارتباط هستند و از طرفی به کارگیری این قوانین در زمان واقعی نیز با مشکلاتی روبرو است. در مدل‌های آماری، عوامل عمدۀ فیزیک پدیده را کمتر موردن‌وجه قرار می‌دهند و تنها بر تعیین ارتباط بین ورودی‌ها و خروجی‌ها و عملیات آماری تأکیددارند. این گروه از مدل‌ها از نظر سهولت استفاده بر مدل‌های دینامیک برتری دارند (روشن و همکاران، ۲۰۱۳). بنابراین با توجه به این که دیدگاه کلی حاکم بر جوامع علمی، توافق نظر دارند که نتایج مدل‌های دینامیکی بر مدل‌های آماری برتری دارند، مدل انتخاب‌شده‌ی این پژوهش از نوع دینامیکی بوده است. یکی از طرح‌واره‌ها که در مدل‌سازی‌های هواشناسی موردن‌وجه قرار می‌گیرد، مدل‌سازی تأثیر دریاچه بر شرایط آب‌وهوايی نواحی پیرامون می‌باشد. به‌طور واضح مشخص است که پهنه‌های آبی می‌تواند بر ویژگی‌های هیدرولیمی‌ای نواحی پیرامون خود تأثیرگذار باشند. به عنوان مثال بیشتر ایام سرد سال ریزش‌های برف در سرتاسر سواحل شرقی ایالات متحده، از عامل دریاچه تأثیر می‌پذیرند (Changnon, 1972).

تأثیر دریاچه بر اقلیم خشکی‌های مجاور آن دارای سازوکاری همانند نسبیم دریا و خشکی است که وجود آن، رطوبتی مناسب و جریان‌هوايی مطبوع از سوی توده آبی به خشکی را موجب می‌گردد و همچنین در تعدیل دمای هوای نواحی هم‌جوار و بعض‌اً ممکن است بر نوسانات مقادیر شاخص‌های نظیر درجه-روز انرژی سرمایشی و گرمایشی تأثیرگذار باشد. در زمینه‌ی مدل‌سازی هواشناسی بر روی اثر دریاچه بر تغییرپذیری مؤلفه‌های اقلیمی نظیر تغییر دما، رطوبت، بارش، میزان گردوغبار و کیفیت هوا مطالعات مختلفی انجام شده است. Sills و همکاران (۲۰۱۱) اثر نسبیم دریاچه در ناحیه دریاچه‌های بزرگ جنوبی را بر روی کیفیت هوای نواحی مجاور بر مبنای داده‌های سال ۲۰۰۷ مورد ارزیابی قراردادند. اگرچه در سطح بین‌المللی در خصوص تأثیر دریاچه بر شرایط اقلیمی نواحی مجاور کارهای فراوانی انجام پذیرفته است، اما برای ایران کمتر پژوهشی در این خصوص انجام شده است که خود این عامل به عنوان یکی از انگیزه‌های شکل‌گیری پژوهش حاضر می‌باشد. از جمله محدود کارهای انجام شده در ایران می‌توان به پژوهش کاردان و همکاران (۱۳۸۸) در خصوص اجرای دو ستاریویی پر آب نمودن و خشک‌کردن تالاب هامون در بخش شرقی ایران اشاره کرد. در آن پژوهش خروجی‌ها نشان دادند، در ستاریویی که تالاب پرآب در نظر گرفته می‌شود مقادیر نم

نسبی منطقه افزایش یافته و از طرف دیگر بر مبنای سناریوی پر آب نمودن تالاب تأثیر تعديل کننده تالاب بر مقادیر دما، بهویژه در دماهای شبانگاهی برای دو فصل پاییز و بهار در مقایسه با سایر ماهها قابل ملاحظه‌تر می‌باشد. همچنین در تحقیقی دیگر با توجه به مدل‌های مزوکلیما، تغییرات روزانه نسبیم دریا برای سواحل جنوبی خزر مدل سازی گردید (عزیزی و همکاران، ۱۳۸۹). بنابراین با توجه به نقش مهم و تأثیرگذار دریاچه‌ها بر رژیم اقلیمی مناطق هم‌جوار، مطالعات فراوانی در سطح بین‌المللی انجام پذیرفتند که به دلیل محدودیت فضای مقاله فقط به متابع آن اشاره می‌شود (Long *et al.*, 1997; Lofgren *et al.*, 1997; Bonan *et al.*, 1993; Bates *et al.*, 1974; Bitan *et al.*, 1974; 2007).

در پژوهش حاضر، دو طرح واره متفاوت که یکی خشک و دیگری پر آب بودن دریاچه زربیار می‌باشد، مورد توجه قرار گرفته است. در حیطه‌ی اقلیم‌شناسی، فرض طرح واره‌ای که در آن دریاچه زربیار خشک در نظر گرفته می‌شود مسئله‌ای اغراق‌آمیز نمی‌باشد، زیرا برخی مطالعات همانند Zarghami و همکاران (۲۰۱۱) نشان دادند که بر مبنای سناریوی تغییر اقلیم A2 میزان دمای سالانه دهه‌های آینده نواحی شمال غرب کشور، به میزان  $\frac{2}{3}$  درجه افزایش و مقدار بارندگی  $3$  درصد کاهش خواهد یافت که این وضعیت باعث تغییر اقلیم منطقه از حالت نیمه‌خشک به خشک گردیده و نتایج بعدی را نظیر کاهش آب پهنه‌های آبی را به دنبال خواهد داشت. همان‌گونه که پیش‌تر نیز اشاره شد دریاچه‌ها بر تعديل دمای نواحی پیرامون خود تأثیرگذار بوده که این شرایط برای نواحی که هم‌جوار با پهنه‌های آبی نیستند ملاحظه نمی‌گردد. لذا با وجود عدم وجود دریاچه تغییرات قابل ملاحظه‌ای بر روی نوسانات دمایی شهرهای پیرامون به وجود آمده که این تغییرات دما می‌توانند در میزان شاخص درجه‌ی روز انرژی گرمایشی و سرمایشی و درنهایت عرضه و تقاضای انرژی تأثیرگذار باشد. حال بر اساس مطالب فوق‌الذکر می‌توان هدف اصلی پژوهش حاضر را به واکاوی نقش کلیدی دریاچه زربیار بر تغییرپذیری شاخص درجه-روز به عنوان معیاری در تقاضا و مصرف انرژی در بخش گرمایش و خنک‌کنندگی شهر مریوان تعیین نمود. لازم به ذکر است که مرور مطالعات پیشین نشان می‌دهد که دیدگاه و روش تحقیق حاضر در ارزیابی نقش هواشناسی دریاچه بر میزان عرضه و تقاضای انرژی به عنوان اولین کارها در سطح کشور بوده که موجب تازگی و نوآوری موضوع مقاله کنونی شده است.

در این پژوهش محدوده مورد مطالعه شامل دریاچه زربیار با  $35$  درجه و  $32$  دقیقه عرض شمالی و  $46$  درجه و  $7$  دقیقه طول شرقی، در سه کیلومتری شمال غربی شهرستان مریوان در استان کردستان و در رشته‌کوههای زاگرس در شمال غرب ایران قرار می‌باشد. ارتفاع این دریاچه از سطح دریا شامل  $1284$  متر بوده که در میان کوههای پوشیده از جنگل بلوط قرار گرفته است. بیشترین عمق دریاچه  $7$  متر و میانگین عمق آن  $3$  متر بوده (بهروزی راد، ۱۳۸۷) ولی طول دریاچه  $4/8$  کیلومتر و عرض آن  $2/1$  کیلومتر است. مساحت آب دریاچه معادل  $9/87$  کیلومتر مربع و متوسط آبدی سالانه دریاچه در حدود  $42/7$  میلیون مترمکعب ( $1/36$  مترمکعب در ثانیه) می‌باشد. شهرستان مریوان نیز دارای جمعیتی معادل  $110,464$  نفر و مساحت  $2326$  کیلومتر مربع بوده که با ارتفاع  $1320$  متر از سطح دریای آزاد، از لحاظ اقلیمی نیمه مراتب با میانگین بارندگی سالانه به میزان  $900$  میلی‌متر می‌باشد. میانگین دمای ماهیانه در بهمن، سرديرين ماه سال و مرداد، گرمترین آن به ترتیب برابر  $5$  درجه و  $1/25$  درجه سانتی‌گراد و متوسط حرارت سالیانه در منطقه  $8/12$  درجه سانتی‌گراد می‌باشد (اداره هواشناسی شهرستان مریوان، ۱۳۸۷).

## مواد و روش‌ها

در پژوهش حاضر با استفاده از داده‌های روزانه حداقل و حداقل دما سال‌های  $1990$  تا  $2010$  و بر مبنای روابط  $1$  و  $2$  شاخص‌های درجه-روز نیاز به انرژی گرمایشی (HDD) و سرمایشی (CDD) محاسبه گردید. اما پیش از انجام هر نوع محاسبات کنترل کیفیت داده‌ها انجام و جهت بازسازی داده‌های مفقود از روش رگرسیون خطی استفاده گردید.

یکی از روش‌های برآورد مقدار انرژی موردنیاز جهت گرم کردن و یا سرد کردن محیط‌های مسکونی انسان، بهره‌گیری از شاخص‌های درجه-روز گرمایش یا سرمایش با توجه به پارامترهای اقلیمی است. به طور کلی میزان نیاز به گرمایش و سرمایش بنا به تعریف جمع تفاضل میانگین‌های دمای روزانه از آستانه معین در دوره مشخص سال می‌باشد و بر حسب درجه-روز بیان می‌شود. به طور کلی دماهای مبنای مختلفی برای محاسبه HDD و CDD توسط محققان مورد استفاده قرار می‌گیرد. به عنوان نمونه Petralli و همکاران (۲۰۱۱)، در واکاوی برخی شاخص‌های اقلیمی من جمله HDD و CDD برای شهر فلورانس ایتالیا، محدوده ۱۷ تا ۲۲ درجه سانتی‌گراد را به عنوان دامنه آسایش انتخاب نمودند. در مطالعه‌ای دیگر برای عربستان سه آستانه آسایش حرارتی به منظور محاسبه نیاز سرمایشی و گرمایشی انتخاب گردید. آستانه اول شامل ۱۸ تا ۲۴، آستانه دوم ۱۸ تا ۲۰ و سومین آستانه شامل ۷ تا ۱۳ درجه سانتی‌گراد می‌باشد (Rehman *et al.*, 2011). Al-Hadhrami (۲۰۱۳) برای عربستان دمای ۱۸/۳ درجه سانتی‌گراد را به عنوان دمای پایه محاسبه HDD و CDD انتخاب نمود. به گونه‌ای که برای مقادیر پایین‌تر از ۱۸/۳ درجه سانتی‌گراد نیاز گرمایشی و بالاتر از آن نیاز سرمایشی محاسبه گردید. در پژوهشی برای هنک‌نگ اگرچه Lam و همکاران (۲۰۰۵) دمای پایه ۱۶ و ۲۴ را به ترتیب به عنوان مبنای محاسبه HDD و CDD انتخاب نمودند ولی Jiang و همکاران (۲۰۰۹) در راستای پایش تغییرات نیاز به انرژی گرمایشی و سرمایشی در ۵۱ شهر چین دامنه دمای ۱۸ تا ۲۴ را ملاک آسایش قرار داده‌اند. از جمله محققان Dombayc (۲۰۰۹) می‌باشد که در مطالعه خود دامنه آسایش حرارتی را برای شهرهای ترکیه را بین ۱۷/۵ تا ۲۲ درجه سانتی‌گراد انتخاب نمود، ولی Yildiz و Sosaoglu (۲۰۰۷) سه آستانه آسایش حرارتی ۱۸ تا ۱۸/۲۰ درجه سانتی‌گراد و ۷ تا ۱۳ درجه سانتی‌گراد در تحقیق خود اعمال کرد. بررسی برای یونان مؤید این حقیقت بوده که مبنای دمای ۱۸/۱۵ و ۱۴ درجه سانتی‌گراد به عنوان ملاک تعیین Papakostas and Kyriakis, 2005; Papakostas (et al., 2010; Moustiris *et al.*, 2014).

اما در این مطالعه با استفاده از دستورالعمل آشرا (۲۰۰۹) عدد ۱۸/۳ درجه سانتی‌گراد به عنوان مبنای دمایی در نظر گرفته شده است. به عبارت دیگر نیاز به گرمایش انسان از دمای کمتر از ۱۸/۳ درجه سانتی‌گراد آغاز و نیاز به سرمایش نیز حداقل از دمای ۱۸/۳ درجه سانتی‌گراد شروع می‌شود. جهت محاسبه مقدار انرژی موردنیاز گرمایشی و سرمایشی از روابط ۱ و ۲ استفاده گردید:

$$\text{CDD} = \sum_1(T - \theta) \quad \theta < T \quad \text{رابطه ۱:}$$

$$\text{CDD} = \sum_1(T - \theta) \quad \theta > T \quad \text{رابطه ۲:}$$

در فرمول فوق  $T$  دمای ماه موردنظر و تائزات، دمای پایه می‌باشد. در بخشی از مطالعه پیش روی به منظور آشکارسازی وجود و عدم وجود روند معنادار برای سری زمانی دو مؤلفه HDD و CDD، به غیر از استفاده از روش رگرسیون خطی، از آزمون ناپارامتریک منکنصال استفاده گردید. این آزمون برای بررسی تصادفی بودن و تعیین روند در سری‌ها استفاده می‌شود. در ابتدا این تست برای مشخص کردن غیر پارامتریک بودن سری‌ها بکار می‌رود. بدین ترتیب که سری‌های آماری به ترتیب صعودی مرتب و رتبه‌بندی می‌شوند. در این آزمون تصادفی بودن داده‌ها با عدم وجود روند مشخص می‌گردد. در صورت وجود روند داده‌ها غیر تصادفی بوده و برای تعیین تصادفی بودن داده‌ها از رابطه ۳ استفاده شده است (Mitchell *et al.*, 1966):

$$T = \frac{4p}{n(n-2)} \quad \text{رابطه ۳:}$$

که  $T$  آماره کنصال و  $P$  مجموع تعداد رتبه‌های بزرگ‌تر از ردیف  $ni$  که بعد از آن قرار می‌گیرند بوده و از رابطه ۴ به دست می‌آید:

$$P = \sum_{i=1}^n ni \quad \text{رابطه ۴:}$$

n نیز تعداد کل سال‌های آماری مورداستفاده است. به منظور سنجش معنی‌دار بودن آماره T رابطه ۵ محاسبه می‌شود:

$$(T)_t = \pm tg \sqrt{\frac{4n+10}{9n(n-1)}}$$

رابطه ۵

که  $tg$  برابر با مقدار بحرانی نمره نرمال یا استاندارد (Z) با سطح احتمال آزمون است و با سطح احتمال ۹۵ درصد برابر  $1/96$  می‌باشد. در صورت اعمال این مقدار،  $(T)_t$  معادل با  $\pm 0.25$  می‌شود. با توجه به مقدار بحرانی به دست‌آمده برای  $t$  (T)، حالات مختلفی بدین شرح مشاهده خواهد شد:

اگر  $t > T > -(T)_t$  یا  $+0.25 > T > -0.25$  باشد، هیچ‌گونه روند مهمی در سری‌ها مشاهده نمی‌شود و سری‌ها تصادفی هستند. همچنین اگر  $T < -(T)_t$  یا  $-0.25 < T < +0.25$  باشد، نشان‌دهنده روند منفی در سری‌ها و درصورتی که  $t > (T)_t$  باشد روند مثبت در سری‌ها غالباً خواهد بود.

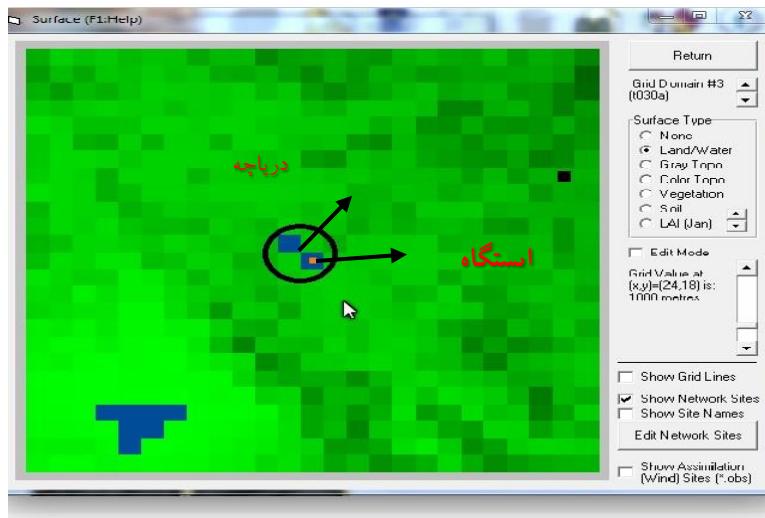
از آنجاکه هدف این مقاله، شبیه‌سازی و اجرای دو سناریوی دریاچه پر آب (شرایط واقعی) و خشک و درنهایت ارزیابی این دو شرایط متفاوت بر تغییرات مؤلفه درجه-روز گرمایش و سرمایش می‌باشد، لذا از نرم‌افزار اقلیمی، تحت عنوان TAPM استفاده شده است. مدل نرم‌افزاری Air Pollution Modeling (TAPM) توسط دانشمندان سازمان پژوهشی صنعتی و علمی کشورهای مشترک المنافع در استرالیا طراحی و ابداع گردیده است. Zawar-reza و همکاران (۲۰۱۰) مدل TAPM را به عنوان یک مدل اقلیمی-منطقه‌ای سه‌بعدی غیر ایستایی معرفی می‌کنند که پایه این مدل با استفاده از سیستم مختصات داده‌های زمینی و معادلات ساده طرح‌ریزی شده است. به گونه‌ای که داده‌های خروجی این مدل با استفاده از روش‌ها و فنون آماری می‌تواند به طور شایسته‌ای وضعیت آب‌وهوایی منطقه موردنظر را نشان دهد. علاوه بر این مدل TAPM معادلات اساسی جریان‌های جوی، ترمودینامیک، مبادله رطوبت، اغتشاش و پراکندگی را به طور کاربردی مورداستفاده قرار می‌دهد (عزیزی و همکاران، ۱۳۸۹). همچنین Hurley (۲۰۰۷) می‌نویسد که این مدل توانایی پیش‌بینی هوا و تراکم آلودگی برای دوره‌های کوتاه‌مدت اقلیمی و کمتر از یک ساعت را نیز دارد. به طور خلاصه می‌توان داده‌های نقشه‌ای موردنیاز در مدل TAPM را به سه دسته تقسیم نمود که به صورت کلی در سیستم مدل این سه دسته شامل:

(۱) Terrain یا داده‌های ارتفاعی سطح زمین که از نقشه توپوگرافی استخراج می‌گردد.

(۲) داده‌های تجزیه و تحلیلی شده سینوپتیکی و هواشناسی مدل که شامل فشار سطحی هوا، سرعت و جهت باد (مؤلفه‌های U و V)، دما و رطوبت ویژه سطوح مختلف می‌باشد. شایان ذکر است که داده‌های واکاوی هواشناسی مدل توسط سازمان هواشناسی استرالیا سالانه تهیه می‌شود و قدرت تفکیک داده‌های هم‌دید ۷۵ کیلومتر می‌باشد.

(۳) داده‌های کاربری اراضی شامل پوشش گیاهی و دمای سطح آب (SST) و انواع خاک‌ها (کارдан و همکاران، ۱۳۸۸). قابل ذکر بوده که داده‌های سطح زمین و کاربری اراضی با قدرت تفکیک یک کیلومتر به‌وسیله شرکت ارائه‌دهنده مدل تهیه شده و سالانه به‌روزرسانی می‌شود. این داده‌ها با استفاده از تصاویر ماهواره‌ای NOAA-AVHRR برای همه‌ی نقاط جهان تهیه شده، اما کاربر می‌تواند این داده‌ها را تغییر داد و اطلاعات موردنظر خود را به مدل بدهد.

علاوه بر این از خصوصیات مدل TAPM توانایی آن در حذف عارضه‌های توپوگرافی نظیر پهنه‌های آبی و ارزیابی نقش این عوارض در وضعیت اقلیمی منطقه موردمطالعه می‌باشد. جهت خلاصه کردن مطالب و دستیابی به جزئیات بیشتر این مدل می‌توان به کارهای (کاردان و همکاران، ۱۳۸۸، عزیزی و همکاران، ۱۳۸۹، شمسی‌پور و همکاران، ۱۳۹۱ و ۱۳۹۲) مراجعه نمود. در شکل (۱) موقعیت دریاچه زریوار و ایستگاه زریوار در پنجه مدل TAPM نمایش داده شده است.



شکل ۱: موقعیت منطقه مطالعاتی با استفاده از نرم‌افزار TAPM.

این مقاله در نظر دارد که به بررسی تأثیر اقلیمی وجود (پرآبی) و عدم وجود (خشکی) دریاچه زربیوار بر تغییرات شاخص‌های HDD و CDD شهر مریوان بپردازد. بنابراین ذکر این نکته موردتوجه است که در پژوهش حاضر فقط داده‌های سال‌های ۲۰۰۳ و ۲۰۰۶ نرم‌افزار TAPM برای ایران در دسترس می‌باشد. در طرح‌واره شماره یک، بر اساس داده‌های اقلیم‌شناسی ایستگاهی سال‌های ۲۰۰۳ و ۲۰۰۶ با در نظر گرفتن شرایط سینوپتیک و همچنین با توجه به وسعت پهنه آبی دریاچه زربیوار برای این دو دوره فوق تعریف گردید. قابل توجه می‌باشد که سناریوی اول، وضعیت واقعی اقلیمی و درنهایت مقادیر واقعی HDD و CDD شهر مریوان را به نمایش می‌گذارد اما در سناریوی دوم، چاله آبی دریاچه زربیوار به‌طور کلی خشک در نظر گرفته شد و حال تأثیر خشکی دریاچه بر تغییرات شاخص درجه- روز مورد واسنجی قرار گرفت. بیان این نکته حائز اهمیت است که بعد از خشک کردن پهنه آبی دریاچه زربیوار، با توجه به وضعیت زمین‌شناسی و خاک‌شناسی منطقه، پوشش خاکی لوم جایگزین این پهنه آبی گردید. از آنجاکه اعتبارسنجی خروجی‌های شبیه‌سازی شده مدل TAPM از اهمیت قابل توجهی برخوردار می‌باشدند پس با استفاده از روش‌های آماری RMSE، R و IOA نتایج مدل‌سازی مدل مذکور مورد تست قرار گرفت. همچنین در ادامه باید بیان نمود که پیش از ارزیابی تغییرات شاخص‌های HDD و CDD، الگوی تغییرات روزانه دما در ماه‌های مختلف، بر اساس اختلاف سناریوی دریاچه خشک به دریاچه پرآب ارائه گردیده است.

## نتایج

به‌منظور ارزیابی درستی نتایج به‌دست‌آمده از مدل TAPM، جهت تعیین مقادیر اقلیمی ایستگاه مریوان، از شاخص‌های آماری همچون شاخص‌های Root Mean Square Error (RMSE)، ضریب همبستگی R و شاخص Index of Agreement (IOA) استفاده شده است. لذا بدین منظور پس از شبیه‌سازی داده‌های ساعتی (به صورت ۲۴ ساعته) به‌وسیله TAPM، میانگین داده‌های روزانه برای دو مؤلفه دما و رطوبت نسبی محاسبه گردید که جهت اختصار نتایج این آزمون برای داده‌های ۲۰۰۳ و ۲۰۰۶ در جدول ۱ ارائه گردیده است. همان‌گونه که نتایج آزمون‌های آماری نشان می‌دهد، خروجی‌های مدل‌سازی شده از سطح اطمینان قابل قبولی برخوردار می‌باشند. نکته قابل تأمل اینکه نتایج آزمون‌های آماری نشان می‌دهند که مدل TAPM بهتر توانسته است مقادیر مؤلفه دما در مقایسه با رطوبت نسبی شبیه‌سازی نماید.

### جدول ۱: اعتبارسنجی آماری داده‌های مدل TAPM با داده‌های مشاهداتی.

روطوبت نسبی			دما								
۲۰۰۶	۲۰۰۳	۲۰۰۶	۲۰۰۳	۲۰۰۶	۲۰۰۳						
R	RMES	IOA	R	RMES	IOA	R	RMES	IOA	R	RMES	IOA
۰/۸۰	۱۱/۷	۰/۵۲	۰/۷۶	۱۳	۰/۶۳	۰/۹۷	۹/۲	۰/۶۰	۰/۹۶	۶/۷	۰/۶۹

بنابراین می‌توان به این موضوع اشاره‌ای داشت که اختلاف کمی مابین داده‌های مشاهداتی با خروجی مدل TAPM ملاحظه می‌گردد. به‌هرحال وجود این اختلاف نیز می‌تواند متأثر از عواملی چون خطای در برداشت برخی داده‌های مشاهداتی باشد. به عنوان مثال تفاوت میان داده‌های پوشش گیاهی، ارتفاعی و نوع خاک مورداستفاده در مدل با واقعیت طبیعی منطقه موجب بروز برخی اختلاف محاسباتی می‌شود و یا اینکه عوامل دیگری نظیر، خطای سیستمی مرتبط با تعریف پارامترهای شبیه‌سازی در معادلات مدل TAPM می‌تواند در ایجاد خطای جزئی در خروجی‌ها تأثیرگذار باشد. آنچه در اینجا بیان آن حائز اهمیت بوده، اینکه هیچ مدل سازی بدون خطای نمی‌باشد، ولی آنچه اهمیت دارد این است که آستانه خطای تا حد امکان کاهش یابد تا بتوان شرایط واقع را بهتر مدل سازی نمود و نتایج قابل قبولی را ارائه داد.

به منظور تلخیص نتایج و ارائه فشرده آن، این بخش در قالب اختلاف میانگین ساعتی ماهانه دما، بین سناریوی خشک بودن دریاچه نسبت به شرایط واقعی آن موردستجوش و ارزیابی قرار گرفته است. بنابراین مقادیر مثبت (منفی) مؤید افزایش (کاهش) دما در سناریوی خشکی دریاچه نسبت به شرایط واقعی آن (دریاچه پرآب) می‌باشد. هدف از ارائه این بخش، روشن‌سازی تغییرات روزانه دما در شرایط خشک شدن دریاچه با شرایط واقعی (پرآبی) آن در طول ماههای سال می‌باشد.

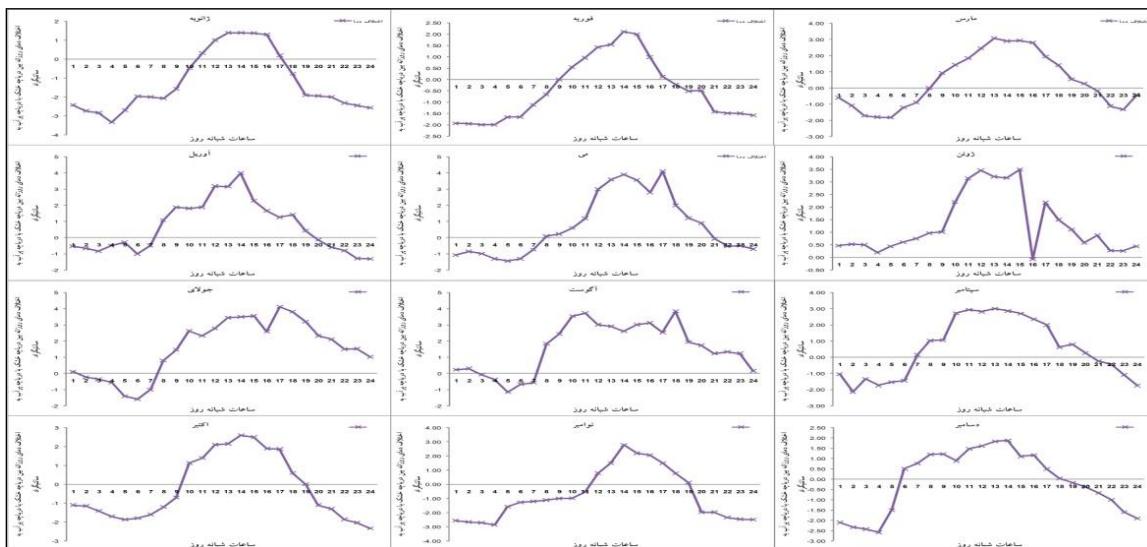
**الف: سه‌ماهه اول (ژانویه تا مارس):** همان‌گونه که مشخص است، تغییرات ساعتی متوسط دما در ماههای ژانویه تا مارس به وسیله شکل ۲ نشان داده شده است. در این شکل مشاهده می‌گردد که در فصل زمستان مهم‌ترین اثر خشک شدن دریاچه باعث افت بیشتر دمای کمینه و بهویژه افزایش تعداد و شدت یخ‌بندان‌های شبانه در شهر مریوان می‌باشد. کاهش محسوس دما در ساعت‌های نبود تابش خورشید نمایانگر، برعیتر (خشک‌تر) شدن منطقه موردمطالعه و به عبارتی بهتر خشکی محیط می‌باشد. بر این اساس در این فصل با خشک شدن دریاچه در ساعات عدم تابش خورشید در منطقه موردمطالعه میزان زیادی از تابش روزانه آن به صورت زمین تاب (موج بلند) از جو خارج گردیده و به سرعت دما کاهش می‌یابد. نتایج شبیه‌سازی‌ها نشان می‌دهد بیشترین کاهش دما تقریباً مربوط به ساعت ۴ بامداد می‌باشد. همچنین نکته قابل تأمل دیگر فزونی شب تغییرات افزایشی و کاهشی دما در بازه‌های معین زمانی پس از طلوع و هنگام غروب می‌باشد. بر این اساس با توجه به تغییرات ایجادشده، خشک شدن دریاچه شب تغییرات دمای ساعتی روزانه را در این فصل افزایش خواهد داد.

**ب: سه‌ماهه دوم (آوریل تا ژوئن):** سه‌ماهه دوم که به نوعی مطابق فصل بهار است، به صورت روند تغییرات مشابه با سه‌ماهه اول می‌باشد. آوریل به عنوان خنک‌ترین ماه این فصل بیشترین کاهش دما را در ساعات اولیه شب تا ساعت ۲۴ تجربه نموده که برای ساعت ۱ تا ۶ بیشترین کاهش دما در می‌رخداده است. در این فصل با توجه به سناریوی دریاچه خشک میانگین روزانه دما در آوریل حدود ۰/۶۴ درجه سانتی‌گراد، برای می ۰/۷۳ و ژوئن ۱/۳۰ درجه سانتی‌گراد افزایش داشته است. نکته قبل تأمل اینکه در تمام این ماه‌ها غالب افزایش دما در سناریوی خشک مربوط به ساعات روز است. هرچند اینکه ژوئن حتی در ساعات شبانه نیز کاهش دمایی را تجربه نکرده است (شکل ۲).

**ج: سه‌ماهه سوم (جولای تا سپتامبر):** در این بازه زمانی که به عنوان گرم‌ترین ماههای سال در دوره مورد مطالعاتی محسوب می‌گرددند، شرایط تغییرات دما در سناریوی دریاچه خشک، نسبت به سناریوی دریاچه پرآب باکمی تفاوت نسبت به فصول دیگر ملاحظه می‌شود. به عنوان نمونه در هر سه ماه در سناریوی دریاچه خشک، دو الگوی کلی قابل مشاهده می‌باشد. به نوعی که تقریباً از ساعت ۱ تا ۷ اختلاف دمای دریاچه خشک نسبت به سناریوی دریاچه پرآب کاهشی اما از ساعت ۸ تا ۲۴، مقادیر دما در سناریوی دریاچه خشک نسبت به دریاچه پرآب

افزایش قابل‌توجهی را نشان می‌دهد. اگرچه برای سپتامبر یک اختلاف جزئی ملاحظه می‌گردد و آن بدین صورت می‌باشد که در ساعت‌های اولیه صبح کاهش دما، سپس در ساعت‌های روز افزایش و در انتهای شب مجددًا کاهش دما ملاحظه می‌شود. علاوه بر این در این فصل، از میزان دمای کاهشی شبانه کاسته و بر میزان دمای افزایشی روزانه افزوده شده است. به طور کلی در این فصل نیز تغییرات کلی شبانه‌روز دما افزایشی می‌باشد به طوری که در جولای و آگوست با توجه به سناریوی دریاچه خشک میزان دما  $1/57$  درجه افزایش داشته که این رقم برای سپتامبر  $5/3$  درجه است. به همین ترتیب اگرچه تغییرات کاهشی در متوسط دمای شبانه این ماه‌ها نیز برآورد شده، اما با این حال میزان تغییرات افزایشی دمای هوا در بازه‌های زمانی ساعت‌گرم روز، نسبت به تغییرات کاهشی برآورد شده شبانه به مرتب بیشتر است. لذا این فرایند باعث گردیده که متوسط دما به سمت مقادیر بالا گرایش یابد. پس با توجه به نتایج به دست آمده در این بخش، ملاحظه می‌گردد که دماهای بیشینه فصل گرم در سناریوی خشک بودن دریاچه، تغییرات شدید افزایشی و نگران‌کننده‌ای را به دنبال دارد (شکل ۲).

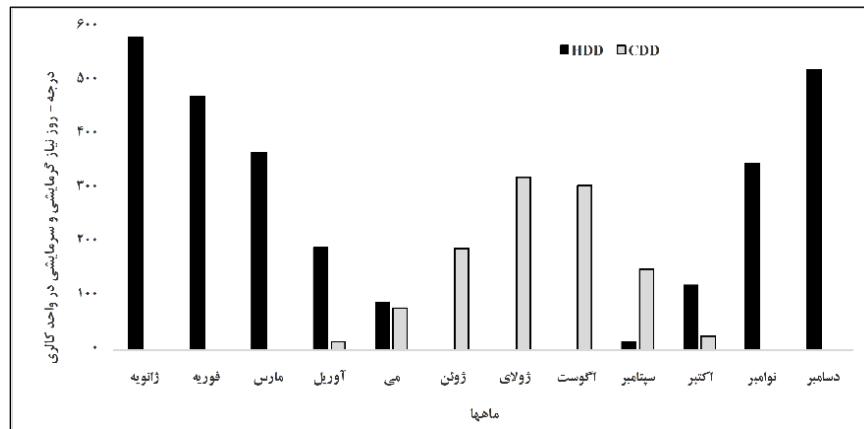
**سه‌ماهه چهارم (اکتبر تا نوامبر):** با توجه به اینکه این فصل مشتمل از ماه‌های سرد سال در منطقه موردمطالعه است، از این‌روی تغییرات کاهشی دمای شبانه در شرایط خشک شدن دریاچه بسیار تشديد می‌گردد به گونه‌ای که دامنه کاهش دما برای برخی ماه‌های این فصل در ساعت‌های روز نیز بسط یافته است. به‌هرحال خروجی‌ها مؤید این واقعیت بوده که به ترتیب در نوامبر  $16$  ساعت، برای اکتبر  $14$  و در دسامبر برای  $11$  ساعت از اوقات شبانه‌روز کاهش دما دیده می‌شود. در این فصل دامنه افزایش دما برای ساعت‌های روز کاهش‌یافته و اوقات افزایش دما در ساعت‌های نیمروز تمرکز یافته است. آنچه یافته‌ها برای این فصل نشان می‌دهد گویای این شرایط است که بر اساس سناریوی دریاچه خشک در تمام این سه ماه میانگین روزانه دما کاهش خواهد یافت که بیشینه کاهش دما به میزان  $0/75$  درجه برای نوامبر، اکتبر و دسامبر به ترتیب با  $-0/20$  و  $-0/10$  در رتبه‌های بعدی قرار دارند. به‌هرحال به نظر می‌رسد طول روز، زاویه تابش و به‌احتمال زیاد یخ‌زدگی پوشش سطحی در افزایش دمای روزانه ماه‌های این فصل بسیار تأثیرگذار می‌باشد.



شکل ۲: اختلاف بین دمای روزانه دریاچه خشک در مقایسه با دریاچه پرآب (شرایط واقعی).

ارزیابی تغییرات درازمدت شاخص درجه-روز: بر اساس دوره آماری  $1990$  تا  $2010$ ، مقادیر شاخص‌های HDD و CDD برای شهر مریوان مورد ارزیابی قرار گرفت. همان‌گونه که پیش‌تر بیان گردید دمای پایه برای محاسبه شاخص‌های فوق‌الذکر مقدار  $65$  درجه فارنهایت یا  $18/3$  درجه سانتی‌گراد می‌باشد. بر مبنای شکل ۳ مشخص است که از اواخر فصل بهار تا اواخر تابستان، نیاز به CDD افزایش می‌یابد و مقدار

تقاضای این شاخص به ترتیب برای جولای با ۲۶۳ درجه- روز کالری و سپس آگوست با ۲۵۴ درجه- روز کالری به اوج خود رسید. از طرفی همان‌گونه که بهوسیله شکل ۳ قابل مشاهده می‌باشد، نیاز به HDD از اوایل پاییز آغاز و تا اواسط بهار ادامه دارد. اما بیشینه نیاز به HDD مربوط به اواسط پاییز تا اوخر زمستان است. آچه مقادیر HDD برای ماههای مختلف سال نشان می‌دهد، مؤید این موضوع می‌باشد که به ترتیب ماههای ژانویه با ۵۷۰/۴۰، دسامبر با ۴۷۴/۲ و فوریه با ۵۶۲/۵ درجه- روز کالری به ترتیب بیشینه مقدار HDD را به خود اختصاص داده‌اند. با توجه به جدول ۲، مقادیر تغییرات دهه‌ای شاخص HDD و CDD به همراه آزمون ناپارامتریک منکنداو و رگرسیون خطی برای ارزیابی روند ماهانه تغییرات شاخص‌های CDD و HDD در مدت سال‌های ۱۹۹۰ تا ۲۰۱۰ مورد ارزیابی قرارگرفته است. واکاوی روند تغییرات شاخص HDD برای مریوان نشان می‌دهد که تنها روند معنادار با ( $t=-2.20$  ;  $R=-0.54$ ) مربوط به ماه مارس بوده و برای سایر ماه‌ها روند معنادار مشاهده نمی‌شود. در این ماه تغییرات دهه‌ای نشان می‌دهند که به طور میانگین در هر دهه از نیاز به انرژی گرمایشی در حدود ۷۰/۵۰ درجه روز کالری کاسته شده است. حال آنکه تنها روند معنادار شاخص CDD نیز با توجه به مقادیر آماری ( $R=0.41$  ;  $t=5/91$ ) مجدداً برای ماه مارس محاسبه گردیده است. نتایج جدول ۲ نشان می‌دهد که برای ماه مارس به طور میانگین در هر دهه نیاز به انرژی سرمایشی به مقدار ۸۲/۹۲٪ افزایش داشته است.



شکل ۳: میانگین ماهانه نیاز به انرژی در بخش CDD و HDD شهرستان مریوان.

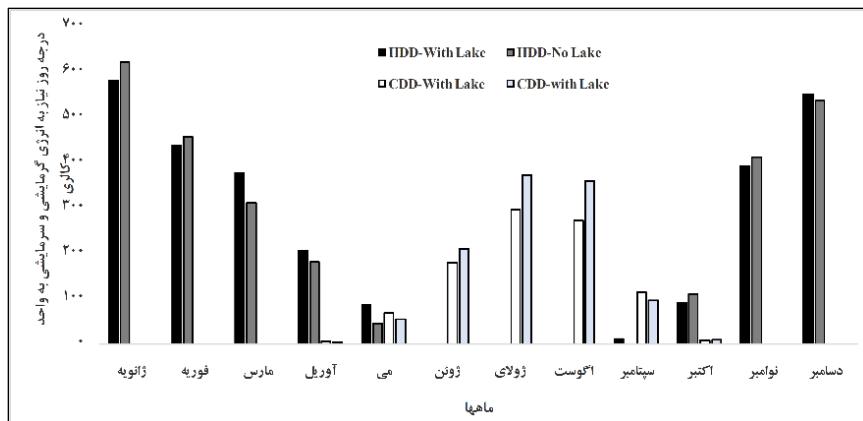
جدول ۲: تغییرات دهه‌ای (decade) به همراه ارزیابی روند تغییرات شاخص‌های HDD و CDD بر مبنای آزمون ناپارامتریک منکنداو (R) و ضریب همبستگی پیرسون (R\*) (علامت \* به معنای حداقل معناداری در سطح ۵ درصد می‌باشد).

ماه‌ها	HDD			CDD			تغییرات دهه‌ای
	R	t	تغییرات دهه‌ای	R	T	تغییرات دهه‌ای	
Jan	+/+7	-/+8	21/21	+	-/-02	-11	
Feb	-/-023	-/-020	-21/79	+	+/+04	23	
Mar	-/-054	*-/-041	-70/49	+/+41	*-/+28	28/12	
Apr	+/+04	+/+13	17/25	-/-035	-/-021	-13	
May	+/+20	+/+21	20/2	-/-038	-/-024	-19/3	
Jun	-/-004	+/+22	0/15	-/-029	-/-020	-33	
Jul	+	+/+09	+	-/-037	-/-023	-8	

ماه‌ها	HDD			CDD			تغییرات دهمه‌ای
	R	t	تغییرات دهمه‌ای	R	T	تغییرات دهمه‌ای	
Aug	+	۰.۱۱	+	-۰/۲۴	-۰/۲۲	-۱۷	
Sep	۰/۰۸	-۰/۱۹	-۰/۳۳	-۰/۳۵	-۰/۱۹	-۲۵	
Oct	-۰/۲۴	-۰/۲۲	۱۰/۱۷	-۰/۱۹	-۰/۱۷	-۱۱	
Nov	-۰/۲۳	-۰/۲۱	۲۹/۵۷	+	-۰/۱۱	۲۸/۹	
Dec	+	-۰/۱۷	۲۹/۱۸	+	-۰/۰۹	۲۷	

مهم‌ترین بخش از پژوهش حاضر، مدل‌سازی اثر خشک و پر آب بودن دریاچه زریوار بر روی تغییرات شاخص‌های HDD و CDD می‌باشد که در این قسمت به یافته‌های مذکور اشاره گردیده است. آنچه خروجی‌ها برای این مرحله نشان می‌دهند گویای این مطلب است که در بخش تقاضای انرژی CDD، در هر دو طرح‌واره دریاچه خشک و پر آب، بیشینه مقدار آن مربوط به ماه جولای و آگوست است. برای جولای در طرح‌واره دریاچه خشک نسبت به دریاچه پر آب، مقدار انرژی در بخش CDD به میزان ۵۶/۴۷ و در آگوست ۴۹ درجه- روز کالری افزایش یافته است. در ژوئن نیز نیاز به انرژی CDD به میزان ۲۶ درجه- روز کالری افزایش نشان می‌دهد. اما برای آوریل، می، سپتامبر و اکتبر تغییرات CDD در سناریوی خشک نسبت به دریاچه واقعی کاهشی ولی کمتر از ۱۰ درجه- روز کالری بوده و برای سایر ماه‌ها هیچ تغییر خاصی ملاحظه نمی‌شود.

در واکاوی تغییرات نیاز به انرژی گرمایشی برای سناریوی دریاچه خشک نسبت به دریاچه واقعی دیده می‌شود که در ماه‌های ژانویه، نوامبر، اکتبر و فوریه نیاز به انرژی گرمایشی افزایش خواهد یافت که به ترتیب برای این ماه‌ها مقدار افزایشی شامل ۳۷، ۲۲/۶ و ۱۲/۵ درجه- روز کالری است. اما در دو ماه آگوست و جولای تغییرات صفر بوده و برای سایر ماه‌های دیگر تغییرات کاهشی بوده به صورتی که حداقل تغییرات با ۶۵ درجه- روز برای ژوئن و حداقل آن با ۶۱/۳۱ درجه- روز متعلق به مارس است. در یک نتیجه‌گیری کلی می‌توان بیان کرد که میانگین سالانه نیاز به انرژی سرمایشی در سناریوی دریاچه واقعی ۴۸۰/۵ درجه- روز بوده که بر مبنای سناریوی دریاچه خشک به حدود ۹۵۲ درجه- روز کالری فزونی می‌باشد و از طرف دیگر در بخش انرژی موردنیاز گرمایشی، میانگین سالانه بر اساس دریاچه خشک به حدود ۲۵۱۶ درجه- روز است که با در نظر گرفتن سناریوی دریاچه خشک مقدار ۲۴۸۵ درجه- روز حاصل گردیده است. بنابراین با مدل‌سازی دریاچه خشک از میزان شاخص HDD به مقدار ۳۰ درجه- روز کالری کاسته و برای شاخص CDD حدود ۱۱۱/۵ درجه- روز افزایش نشان می‌دهد. به‌هرحال با در نظر گرفتن هر دو شاخص HDD و CDD می‌توان نتیجه گرفت که در صورت رخداد شرایط دریاچه خشک به میزان تقاضای انرژی سالانه شهر مریوان به‌طور خالص در حدود ۸۰/۵ درجه- روز اضافه خواهد شد.



شکل ۴: مقایسه مقادیر HDD و CDD موردنیاز شهر مریوان با توجه به سناریوی دریاچه خشک و پر آب.

## بحث و نتیجه‌گیری

از نتایج تحقیق حاضر واکاوی روند تغییرات دو مؤلفه CDD و HDD برای دوره آماری ۱۹۹۰ تا ۲۰۱۰ می‌باشد. خروجی‌های این قسمت مؤید این حقیقت است که در دو دهه اخیر روند قابل ملاحظه‌ای از تغییرات دو شاخص HDD و CDD برای شهر مریوان وجود ندارد و تنها روند معنادار متعلق به ماه مارس است. در این ماه روند تغییرات شاخص HDD با آماره‌های ( $R=0.54$ ,  $t=-2/20$ ) تعیین اعتباری است بر کاهش نیاز به انرژی گرمایشی به طور میانگین برای هر دهه به میزان ۷۰.۵ درجه-روز کالری و از طرف دیگر برای این ماه روند نیاز به انرژی سرمایشی با توجه به آماره‌های ( $R=0.41$ ,  $t=5/91$ ) در حال افزایش است. قابل توجه بوده که در این تحقیق با استفاده از مدل نرم‌افزاری TAPM، دو سناریوی دریاچه خشک و پر آب (شرایط واقعی) برای دریاچه زربیوار در شمال غرب ایران اجرا گردید. در ابتدا به منظور ارزیابی درستی نتایج به دست آمده از مدل TAPM، برخی از آزمون‌های آماری انجام پذیرفت که نتایج این آزمون‌ها مؤید اعتبار قابل قبول مدل نرم‌افزاری TAPM در مدل‌سازی شرایط اقلیمی می‌باشد. در بخش‌های دیگر این پژوهش، نتایج به دست آمده از مدل‌سازی نشان می‌دهد که بر مبنای سناریوی خشک نمودن دریاچه، تأثیر آن بر دمای ماههای سرد سال به صورت کاهش دما و در ماههای گرم به صورت افزایش متوسط دمای ماهانه نمود می‌یابد. مصدق این واقعیت کاهش میانگین دمای روزانه ژانویه به میزان  $-1/20$  درجه سانتی‌گراد و افزایش میانگین دمای روزانه تیر و مرداد به مقدار  $1/57$  درجه سانتی‌گراد است. همچنین برای سایر ماه‌ها تغییرات کاهشی و افزایشی آن‌ها در محدوده بین این دو آستانه در نوسان می‌باشد. لازم به ذکر بوده که حداقل تغییرات نیز مربوط به فصل گذار اقلیمی پاییز می‌باشد. در ادامه یافته‌های تحقیق نشان داد که مقادیر افزایشی دمای روزانه نسبت به دمای شبانه از شدت بیشتری برخوردار می‌باشند، که مسلماً این امر می‌تواند در افزایش تقاضای CDD برای ساعت روزانه ماههای گرم سال تأثیر قابل توجهی داشته باشد. اگرچه کاهش دمای شبانه ماههای سرد سال نیز، می‌تواند باعث تغییرات در سرعت بیشتر HDD در ساعت روزانه نسبت به شرایط پرآبی (واقعی) گردد. بنابراین به نظر می‌رسد در صورت خشک شدن دریاچه بیشترین تغییرات در سرعت بیشتر و گرمترین ماههای سال، از شدت بیشتری نسبت به سایر ماه‌ها برخوردار باشند. ذکر این مطلب حائز اهمیت است که طول روز و مدت‌زمان تابش خورشید بر سطوح، در تغییرات روزانه و متوسط درازمدت دمای آن‌ها اثر دارد، لذا نتایج در اینجا نشان می‌دهد خشکی سطح دریاچه اثرات طول روز و تابش خورشید، اختلاف دمای شبیه‌سازی شده را نسبت به شرایط عادی بیشتر کرده به طوری که در ماههایی که طول روز و دما بیشتر است، سطح دریاچه‌ی خشک شده، موجب افزایش متوسط دما می‌گردد. گرمای ویژه و هدایت مولکولی مختلف اجسام و نحوه توزیع آن سبب می‌شود که تغییرات تابشی و توزیع گرمایی در خشکی و سطح پوشش گیاهی و آب متفاوت باشد. بنابراین در صورت خشک شدن دریاچه زربیوار، علاوه بر اینکه رژیم دمای مناطق پیرامون خشک‌تر خواهد شد، می‌تواند کاهش قابل توجهی در رطوبت نسبی این

نواحی داشته که این شرایط، باعث تشدید بیشتر آب‌وهای خنک ایستگاه‌های مطالعاتی خواهد شد. ناگفته نماید که بر اساس میانگین سالانه، تأثیر خشک شدن دریاچه زریوار باعث کاهش ۳۰ درجه-روز کالری تقاضای انرژی در بخش گرمایشی و افزایش ۱۱۱ درجه-روز کالری در بخش خنک‌کنندگی خواهد گذاشت. شایان ذکر بوده که نتایج تحقیق حاضر با یافته‌های برخی از محققین همپوشانی دارد. به طوری که Roshan و همکاران (۲۰۱۶)، در شبیه‌سازی اثر خشک شدن دریاچه‌ی ارومیه بر تغییرات الگوی دمای شهرهای پیرامونی آن نشان دادند که دمای دوره‌ی سرد سال سرددتر و ماههای گرم سال گرم‌تر خواهند شد. همچنین یافته‌های کارдан و همکاران (۱۳۸۸) در خصوص اجرای دو سناریویی پر آب نمودن و خشک‌کردن تالاب هامون در بخش شرقی ایران نشان داد که در سناریویی که تالاب پرآب در نظر گرفته می‌شود مقادیر نم نسبی منطقه افزایش یافته و از طرف دیگر بر مبنای سناریویی پر آب نمودن تالاب تأثیر تعديل‌کننده تالاب بر مقادیر دما، بهویژه در دمای شبانگاهی برای دو فصل پاییز و بهار در مقایسه با سایر ماهها قابل ملاحظه‌تر می‌باشد. بنابراین بر اساس دورنمای تأثیر گرمایش جهانی که منجر به افزایش دما و تبخیر و درنهایت کاهش پهنه‌های آبی می‌گردد، لذا در نظر گرفتن طرح‌واره دریاچه خشک، سناریویی دور از انتظار نیست. پس با رویکرد مدیریت ریسک در حوزه عرضه و تقاضای انرژی انتظار می‌رود که بتوان از اثرات منفی و چالش‌های این رویداد به نحو شایسته‌ای کاسته و با ارائه راهکارهای مناسب با تغییرات آینده سازگار گردید.

## منابع

- اداره هواشناسی شهرستان مریوان. ۱۳۸۷. گزارش سالانه وضعیت اقلیمی شهرستان مریوان.
- بهروزی راد، ب. ۱۳۸۷. تالاب‌های ایران، سازمان جغرافیایی نیروهای مسلح، چاپ اول، تهران. ۷۹۸ ص.
- فرج‌زاده، م. ۱۳۹۳. مخاطرات اقلیمی ایران. سازمان مطالعه و تدوین کتب علوم انسانی دانشگاه‌ها (سمت): مرکز تحقیق و توسعه علوم انسانی. ۳۴۸ ص.
- شمسي‌پور، ع.، رئيسي، ر. و زارع، س.، ۱۳۹۱. شبیه‌سازی اقلیمی تأثیرات تالاب هامون بر منطقه پیرامون. فصلنامه علمی محیط‌زیست (ويژه‌نامه تالاب‌ها). صفحات ۱۲۱ – ۱۱۱.
- شمسي‌پور، ع.، نجيب‌زاده، ف. و چقابلکي زاري، ز.، ۱۳۹۲. مدل‌سازی عددی و شبیه‌سازی بادهای روی حوضه‌ی دریاچه‌ی ارومیه، پژوهش‌های جغرافیای طبیعی، سال ۴۵، شماره ۱. صفحات ۱۱۹ – ۱۳۴.
- عزیزی، ق.، معصوم پور، سماکوش، ج.، خوش‌اخلاق، ف.، رنجبر، ع. و زواررضا، پ.، ۱۳۸۹. شبیه‌سازی عددی نسیم دریا در سواحل جنوبی دریای خزر بر مبنای مشخصه‌های اقلیمی، نشریه پژوهش‌های اقلیم‌شناسی، سال اول و دوم، بهار و تابستان. صفحات ۳۸ – ۲۱.
- کاردان، رحمت الله، عزیزی، قاسم، زواررضا، پیمان. و محمدی، حسين.، ۱۳۸۸. مدل‌سازی دریاچه بر مناطق محصور (مطالعه موردی: مدل‌سازی اقلیمی حوزه آبخیز جازموریان با ایجاد دریاچه‌ی مصنوعی)، مجله علوم و مهندسی آبخیزداری ایران، سال سوم، شماره ۷. صفحات ۲۲ – ۱۵.
- Al-Hadhrami, L. M., 2013.** Comprehensive review of cooling and heating degree days characteristics over Kingdom of Saudi Arabia. Renewable and Sustainable Energy Reviews, 27:305–314.
- Bates, G. T., Giorgi, F. and Hostetler, S. W., 1993.** Toward the simulation of the effects of the Great Lakes on regional climate. Monthly Weather Review, 121:1373–1387.
- Bitan, A., 1974.** The wind regime in the North-West section of the Dead Sea. Archiv für Meteorologie, Geophysik und Bioklimatologie, Serie B, 22Ser.B,313–335.
- Bonan, G. B., 1995.** Sensitivity of a GCM Simulation to Inclusion of Inland Water Surfaces. Journal of Climate, 8: 2691–2703.
- Bonan, G. B., 1995.** Sensitivity of a GCM simulation to inclusion of inland water surfaces. Journal of climate, 8: 2691–2704 .
- Changnon, S. A. and Jones, D. M. A., 1972.** Review of the influences of the Great Lakes on Weather. Water Resources Research, 8: 360–371, 1972.
- Cvitan, L. and Jurković, R. S., 2015.** Secular trends in monthly heating and cooling demands in Croatia, Theoretical and Applied Climatology, 125: 565–581.

- Dombayc, Ö., 2009.** Degree-days maps of Turkey for various base temperatures. *Energy*, 34:1807–1812
- Feldhoff, J. H., Lange, S., Volkholz, J., Jonathan, F., Kurths, D. J. and Gerstengarbe, F. H., 2015.** Complex networks for climate model evaluation with application to statistical versus dynamical modeling of South American climate. *Climate Dynamics*, 44:1567-1581.
- Hostetler, S. W., Bates, G. T. and Giorgi, F., 1993.** Interactive coupling of a lake thermal model with a regional climate model. *Journal of Geophysical Research*, 98: 5045–5057
- Hurley, P., Physick, W. L. and Luhar, A. K., 2005.** TAPM: a Practical Approach to Prognostic Meteorological and Air Pollution Modeling. *Environmental Modelling & Software*, 20: 737-752.
- Jiang, F., Li, X., Wei, B., Hu, R. and Li, Z., 2009.** Observed trends of heating and cooling degree-days in Xinjiang Province, China. *Theoretical and Applied Climatology*, 97:349–360.
- Lam, J. C., Tsang, C. L., Yang, L. and Li, D. H. W., 2005.** Weather data analysis and design implications for different climatic zones in China. *Building and Environment*, 40:277–296
- Lofgren, B. M., 1997.** Simulated effects of idealized Laurentian Great Lakes on regional and large-scale climate. *Journal of Climate*, 10: 2847–2858.
- Long, Z., Perrie W., Gyakum, J., Caya, D. and Laprise, R., 2007.** Northern Lake Impacts on Local Seasonal Climate. *Journal of Hydrometeorology*, 8: 881–896.
- Mitchell, J. M., Chairman, J. R., Dzerdzeevskii, B., Flohn, H., Hofmeyr, W. L., Lamb, H. H., Rao, K. N., and wallen, C. C., 1966.** Climatic Change, Technical note, wmo, no 79 .
- Moustris, K. P., Nastos, P. T., Bartzokas, A., Larissi, I. K., Zacharia, P. T. and Paliatsos, A. G., 2014.** Energy consumption based on heating/cooling degree days within the urban environment of Athens, Greece . *Theoretical and Applied Climatology*, 122:517-522.
- New, M., Lister, D., Hulme, M. and Makin, I., 2002.** A high-resolution data set of surface climate over global land areas. *Climate Research*, 21:1-25
- Papakostas, K. and Kyriakis, N., 2005.** Heating and cooling degree-hours for Athens and Thessaloniki, Greece. *Renewable Energy*, 12(9) :1873-1880
- Papakostas, K., Mavromatis, T. and Kyriakis, N., 2010.** Impact of the ambient temperature rise on the energy consumption for heating and cooling in residential buildings of Greece. *Renewable Energy*, 12(9): 1376-1379.
- Petralli, M., Massetti, L. and Orlandini, S., 2011.** Five years of thermal intra-urban monitoring in Florence (Italy) and application of climatological indices. *Theoretical and Applied Climatology*, 104:349–356
- Pozzer, A. J'ockel, Kern, B. and Haak, H., 2011.** The Atmosphere-Ocean General Circulation Model EMAC-MPIOM. *Geoscientific Model Development*, 4: 771–784, 2011
- Rehman, S., Al-Hadhrami, L. M., and Khan, S., 2011.** Annual, and seasonal trends of cooling, heating, and industrial degree-days in coastal regions of Saudi Arabia. *Theoretical and Applied Climatology*, 104:479–488
- Roshan, Gh. R., Ghanghermeh, A. A. and Orosa, J. A., 2013.** Thermal comfort and forecast of energy consumption in Northwest Iran, *Arabian journal of Geoscience*, 7: 3657–3674
- Roshan, Gh. R., Masumpour, J. and Orosa, J. A., 2016.** The impacts of drying of Lake Urmia on changes of degree day index of the surrounding cities by meteorological modelling. *Environmental Earth Science*, 75:1387-1397.
- Russell, G. L., Miller, J. R. and Rind, D., 1995.** A coupled atmosphere-ocean model for transient climate change studies. *Atmosphere-Ocean*, 33: 683-730
- Salathé, P. Jr., Mote, P. W., and Wiley, M. W., 2007.** Review of scenario selection and downscaling methods for the assessment of climate change impacts on hydrology in the United States pacific Northwest. *International Journal of Climatology*, 27:1611-1621.
- Schmidt, Ruedy, R., Hanssen, J. E., Aleinov, I., Bell, N., Bauer, M., Bauer, S., Cairns, B., Canuto, V., Cheng, Y., Genio, A., and Faluvegi, G., 2005.** Present day atmospheric simulations using GISS ModelE: Comparison to in-situ, satellite and reanalysis data. *Journal of Climate*, 19: 153-192.
- Sills, D. M. L., Brook, J. R. I., Levy, P. A., Makar, J., and Taylor P. A., 2011.** Lake breezes in the southern Great Lakes region and their influence during BAQS-Met 2007. *Atmospheric chemistry and physics*, 11: 7955–7973

- Small, E. E., and Sloan, L. C., 1999.** Simulating the water balance of the Aral Sea with a coupled regional climate-lake model. *Journal of Geophysical Research*, 104: 6583–6602.
- Yildiz, Z. and Sosaoglu, B., 2007.** Spatial distributions of heating, cooling, and industrial degree-days in Turkey. *Theoretical and Applied Climatology*, 90: 249–261.
- Zarghami, M., Abdi, A., Babaeian, I., Hassanzadeh, Y. and Kanani, R., 2011.** Impacts of climate change on runoffs in East Azerbaijan, Iran. *Global and Planetary Change*, 78(3–4): 137–146.
- Zawar-reza, P., Appelhans, T., Gharaylou M. and Shamsipour, A. A., 2010.** Meso scale control on particulate matter pollution for mega city in a semi-arid mountainous environment, *environment and pollution*, 41(1-2): 166-183.