

نشریه علمی-پژوهشی جغرافیا و برنامه‌ریزی، سال ۲۰، شماره ۵۶، تابستان ۱۳۹۵، صفحات ۲۵۵-۲۲۹

تاریخ دریافت: ۱۳۹۲/۰۹/۰۳

تاریخ پذیرش نهایی: ۱۳۹۳/۰۳/۲۲

نقش اثرات الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز در نوسان پذیری دماهای بیشینه ایران

یوسف قویدل رحیمی^۱

منوچهر فرجزاده اصل^۲

داریوش حاتمی زرنه^۳

چکیده

الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز به عنوان یکی از الگوهای پیونداز دور جوی تأثیرگذار تراز ۵۰۰ هکتومتریک، نقش مهمی در تغییرپذیری منطقه‌ای دمایی و هیدرواقلیم شرق مدیترانه دارد. در پژوهش حاضر به بررسی ارتباط بین الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز با نوسانات دماهای بیشینه ایران در یک دوره بلندمدت ۶۰ ساله (۱۹۵۰-۲۰۱۰) پرداخته شده است. نتایج تحلیل همبستگی پیرسون به عنوان روش اصلی مورد استفاده در این پژوهش مبین وجود رابطه معنی‌دار و معکوس بین دماهای بیشینه اکثر ایستگاه‌های منتخب با الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز است. این امر حاکی از کاهش دما در فاز مثبت الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز و افزایش دما در فاز منفی می‌باشد. از نظر زمانی، ضرایب همبستگی مورد محاسبه نشان از ارتباط معکوس و معنی‌دارتری بین دماهای ایستگاه‌ها و الگوی دریای شمال-خرز در ماههای ژانویه، فوریه، مارس و تقریباً ارتباط مستقیم اکثر ایستگاه‌ها در ماه آگوست است. در بازه زمانی ماهانه بیشترین میزان همبستگی ماهانه در بین ایستگاه‌ها با ۰/۳۴۲ - در ماه ژانویه مورد محاسبه قرار گرفت. بررسی ضرایب همبستگی فصلی نیز بیانگر ضریب همبستگی معنی‌دار دماهای بیشینه زمستان به میزان ۰/۲۱۲ - دارد. به لحاظ دوره‌ای،

Email:ghavidel@modares.ac.ir

۱- استادیار آب و هواشناسی، گروه جغرافیای طبیعی دانشگاه تربیت مدرس.

۲- دانشیار سنجش از دور و سیستم اطلاعات جغرافیایی، دانشگاه تربیت مدرس.

۳- دانشجوی کارشناسی ارشد آب و هواشناسی کاربردی، دانشگاه تربیت مدرس.

نتایج بیانگر ارتباط قوی دوره سرد در اکثر استگاه‌ها با الگوی مورد مطالعه می‌باشد. تحلیل آرایش الگوهای جوی تراز ۵۰۰ هکتوباسکال در فازهای منفی و مثبت نشان می‌دهد که در فاز مثبت، اسقراط ناوه‌ای عمیق بر روی دریای خزر، عراق، ترکیه و ایران و همچنین قرارگیری ایران در بخش شرقی محور ناوه و از طرفی اسقراط پشته‌ای بر روی دریای شمال و اروپا باعث انتقال دماهای سرد شمال اروپا و جنب قطبی به سمت ایران می‌شود. اما در فاز منفی قرارگیری ایران در زیر محور پشته مستقر بر روی ایران منجر به ایجاد جوی پایدار با وزش ضعیف مداری و دماهای گرم شده است. بنابراین با وزش هوای گرم و خشک آفریقا، عربستان و عرض‌های پایین، دمای ایران بالاتر می‌رود.

واژگان کلیدی: دمای بیشینه، پیوند از دور، الگوی دریای شمال-خزر، ایران.

مقدمه

دما از عوامل اصلی و اساسی در پهنگبندی و طبقه‌بندی اقلیمی و بر این اساس نوسانات و تغییرپذیری دما بسیار حائز اهمیت بوده و به این دلیل پیش‌بینی دماهای آتی نیز دارای اهمیت فوق العاده علمی-کاربردی است. بخش مهمی از خسارات ناشی از مخاطرات اقلیمی به دماهای بیشینه که شامل روزهای گرم و امواج گرما می‌شود، مربوط است. وقوع مخاطرات یاد شده که بر اثر افزایش دمای بیشینه حادث می‌شوند، علل و ابعاد اقلیمی مختلفی دارد که یکی از آن‌ها اثر الگوهای پیوند از دور بر افزایش دما و وقوع موج گرما است.

والاس و گوتزلر (۱۹۸۱: ۷۸۴)، پیوند از دور را ارتباط همزمان بین نوسانات اقلیمی یک مکان با تغییرات الگوهای فشار و درجه حرارت سطح دریا در نقاط جغرافیایی دیگر تعریف کرده‌اند. در ارتباط با الگوهای پیونداز دور در جهان و ایران مطالعات متعددی انجام گرفته است؛ اما از آنجایی که الگوی پیونداز دور دریای شمال-خزر از الگوهای نسبتاً جدید می‌باشد، مطالعات زیادی در ارتباط با آن انجام نگرفته است. در سطح جهانی و در ارتباط با پیونداز دور می‌توان به مطالعاتی مانند تحقیق گوندوز و اوسوزی (۲۰۰۵: ۱)، در خصوص اثر الگوی



دریای شمال-خرز را بر هیدرواقلیم حوضه‌های آبریز دریاهای مدیترانه، سیاه و خزر، مطالعه کوتیل و تورکیش (۵۰۱، ۲۰۰۵) درباره اثر الگوی دریای شمال-خرز بر دما و بارش ماهانه فلات مرکزی ترکیه، تحقیق هاتزاسکی و همکاران (۲۰۰۶: ۱۹۵) در مورد نقش الگوی دریای شمال-خرز در تغییرات آب و هوایی آینده کل مدیترانه، کار گوکتورک و کاراکا (۱: ۲۰۰۶) در زمینه بررسی اثرات الگوی دریای شمال-خرز بر هیدرواقلیم ترکیه، مطالعه تاتلی (۲: ۲۰۰۷) در مورد ارتباط الگوی دریای شمال-خرز و سری زمانی میانگین منطقه‌ای دمای سطحی محدوده شرق مدیترانه و ترکیه، پایان‌نامه سیارلو (۸: ۲۰۰۸) در زمینه مطالعه رابطه بین دریای شمال-خرز و اثر آن بر انتقال ریزگردها بر روی اروپا، تحقیق یتمن و آچین (۲۰۰۹: ۷۰۶) در خصوص اثر الگوی دریای شمال-خرز بر متوسط دمای ماهانه منطقه آفیون ترکیه و همچنین مقاله کوتیل (۱۳۰۱، ۲۰۱۱) در ارتباط با اثرات الگوی دریای شمال-خرز بر رژیم‌های دمایی و بارش خاورمیانه، را نام برد. مشاهده می‌شود که در سطح جهانی نیز در خصوص ارتباط الگوی دریای شمال-خرز و دماهای بیشینه تحقیقی به انجام نرسیده است.

در ارتباط با اثر الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز بر دمای ایران تحقیقات انگش شماری انجام شده است؛ لیکن در خصوص اثر الگوی یاد شده بر دماهای بیشینه هیچ تحقیقی که منتشر شده باشد، یافت نشد. قاسمی و خلیلی (۵۹، ۲۰۰۸) تاثیر الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز با دمای متوسط فصل زمستان ایران پرداخته و نتیجه گرفته اند که الگوی مذکور با دمای زمستان ایران همبستگی منفی دارد. همچنین قویدل رحیمی و همکاران (۱۳۹۴، ۱۳۹۷) در مطالعه خود به این باور آماری رسیده اند که الگوی دریای شمال-خرز از مهم ترین عوامل نوسان پذیری دماهای کمینه ایران در فصل سرما بوده و مناطق مختلف ایران تحت تاثیر الگوی یاد شده دچار تغییرات معنی‌داری می‌شوند. هدف از پژوهش حاضر آشکارسازی اثر الگوی دریای شمال-خرز بر نوسانات دماهای بیشینه ایران و همچنین بررسی شدت و ضعف تأثیرپذیری دمای ایستگاه‌های مورد مطالعه از الگوی مذکور است.

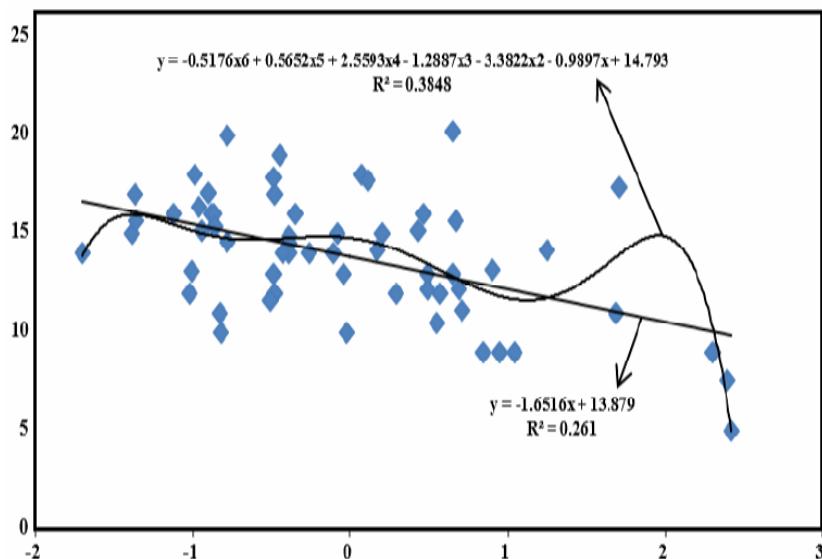
مواد و روش‌ها

در پژوهش حاضر از سه دسته داده یا متغیر برای تحلیل اثرات الگوی دریای شمال-خرز بر نوسانات دماهای بیشینه ایران استفاده شده است. دسته اول که متغیر وابسته تحقیق است، داده‌های دمای ماهانه ۱۷ ایستگاه سینوپتیک کشور در یک دوره آماری مشترک ۶۰ ساله (۱۹۵۱-۲۰۱۰) می‌باشد که از سازمان هواشناسی کشور اخذ گردیده است. دو دسته دیگر از داده‌های مورد استفاده، متغیرهای مستقل تحقیق هستند. دو دسته دیگر شامل داده‌های شاخص الگوی پیونداز دور دریای شمال خزر می‌باشد که از وبسایت واحد تحقیقات اقلیمی دانشگاه آنجلیای شرقی اخذ گردیده است. لازم به ذکر است شاخص الگوی دریای شمال-خرز یا (NCPI) یکی از جدیدترین الگوهای پیوند از دور که توسط کوتیل و بناروش (۲۰۰۲: ۱۹) معرفی شده است. برای اطلاع بیشتر و جزئی‌تر به نوشهای کوتیل و همکاران (۱۳۹۴: ۱۷۳) و قویدل رحیمی و همکاران (۲۰۰۲: ۱۹) مراجعه شود. دسته سوم از متغیرهای مستقل، داده‌های دینامیک و ترمودینامیک سطوح فوقانی جوّ شامل: ارتفاع ژئوپتانسیل، دما، بادمداری، باد نصف‌النهاری و ضخامت جوّ هستند که برای آشکارسازی سینوپتیک اثرات فازهای منفی و مثبت الگوی دریای شمال-خرز مورد استفاده قرار گرفته که از سایت مرکز ملی پیش‌بینی محیطی در کلرادو اخذ گردیده‌اند.

یافته‌ها و بحث

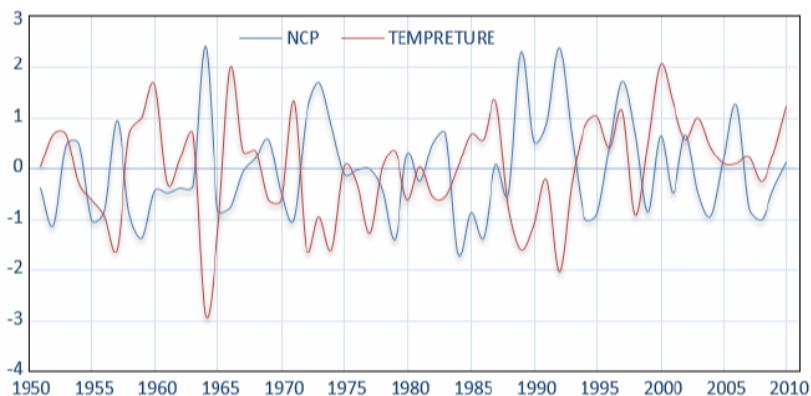
بررسی ضرایب همبستگی دمای ماهانه ایستگاه‌های منطقه‌ی مورد مطالعه و شاخص الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز حاکی از ارتباط معکوس و معنی‌دار اکثر ایستگاه‌ها در ماههای زانویه، فوریه و مارس می‌باشد. همچنین در ماه اکتوبر (مردادماه) ایستگاه‌های مورد مطالعه به‌ویژه ایستگاه‌های مرکزی ایران از ارتباط مستقیم و معنی‌دار با شاخص مذکور برخوردارند. دمای بیشینه ایستگاه‌های انزلی و بابلسر فاقد هر گونه ارتباط معنی‌دار با شاخص مذکور می‌باشد. بالاترین ضریب همبستگی متعلق به ماه زانویه و در ایستگاه‌های کرمانشاه، بندرعباس و اهواز به‌ترتیب به میزان $-0/513$ ، $-0/509$ و $-0/436$ محاسبه گردید. کمترین میزان همبستگی در ماه نوامبر و فقط برای بابلسر به میزان $-0/268$ محاسبه شد که ارتباط

معکوس در سطح اطمینان ۵ درصد با الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر معنی‌دار می‌باشد. همچنین ایستگاه بندرعباس نیز به عنوان جنوبی‌ترین ایستگاه کشور، دارای ارتباط معکوس به میزان -0.509 با الگوی دریای شمال-خزر می‌باشد. در تحلیل رگرسیونی رابطه الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر با دمای بیشینه ماه زانویه کرمانشاه مبین ضریب تبیین خطی (R^2) ۰.۳۶ درصدی است که در رگرسیون سهمی (پلی نومیال) درجه شش این رقم به ۳۸ درصد ارتقاء می‌باید (شکل ۱).



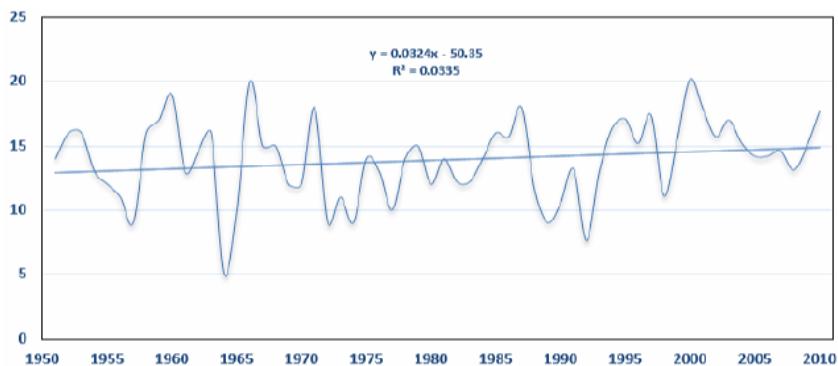
شکل (۱) تأثیرپذیری دمای بیشینه ایستگاه کرمانشاه از الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر در ماه زانویه در طول دوره مطالعه

همانگی و همزمانی تغییرات دمای بیشینه زانویه کرمانشاه با الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر در شکل (۲) قابل مشاهده بوده و بهوضوح نشان‌دهنده ارتباط معکوس و منفی دمای متوسط کرمانشاه با شاخص الگوی NCP می‌باشد.



شکل (۲) رابطه و هماهنگی مقادیر استاندارد شده‌ی دمای بیشینه ماه ژانویه ایستگاه کرمانشاه با فازهای
مشیت و منفی شاخص دریای شمال-خرز در طی ۱۹۵۱ تا ۲۰۱۰

در شکل ۳ نمودار سری زمانی دمای بیشینه ایستگاه کرمانشاه در ماه ژانویه که دارای
بیشترین میزان ارتباط با الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز است، ترسیم شده است.



شکل (۳) روند سری زمانی دمای بیشینه ژانویه ایستگاه کرمانشاه ۱۹۵۱-۲۰۱۰

حداقل درجه حرارت دمای بیشینه ایستگاه کرمانشاه ۵ و بیشینه آن $20\frac{1}{2}$ درجه
سانتی‌گراد بوده که به ترتیب در سال‌های ۱۹۶۴ و ۲۰۰۰ به‌وقوع پیوسته‌اند. بر اساس این
نمودار دمای بیشینه کرمانشاه از یک نوسان $15\frac{1}{2}$ درجه‌ای در طول دوره آماری ۱۹۵۱ تا



۲۰۱۰ بربوردار است. نوسانات کوتاه‌مدت دماهای مذکور به‌ویژه در سال‌های ۱۹۶۴ تا ۱۹۹۰ زیاد بوده است. در بلندمدت نیز دمای بیشینه ژانویه کرمانشاه با شیب بسیار ناچیز ۰/۰۳۳ درصد روند افزایشی داشته است. بنابراین می‌توان گفت دمای بیشینه ژانویه کرمانشاه در طی دوره آماری منتخب صعودی بوده و گرم‌تر شده است.

ارتباط فصلی

ضرایب همبستگی دمای بیشینه فصلی ایستگاه‌ها با الگوی NCP در جدول ۲ درج شده‌اند.

جدول (۱) ضرایب همبستگی دمای بیشینه فصلی ایران با الگوی دریای شمال-خرز ۱۹۵۱-۱۹۱۰

ایستگاه	زمستان	بهار	تابستان	پاییز
آبادان	-۰/۲۴۵ **	-۰/۰۱۵	-۰/۱۵۹ *	-۰/۰۱۷
اهواز	-۰/۲۲۸ **	-۰/۰۴۶	-۰/۰۷۶	-۰/۰۳۳
بابلسر	-۰/۲۴۲ **	-۰/۲۴۳ **	-۰/۱۲۶	-۰/۱۸*
بوشهر	-۰/۱۴۷ *	-۰/۰۱۹	-۰/۳۰۹ **	-۰/۰۳۶
اصفهان	-۰/۲۲۴ **	-۰/۰۳۶	-۰/۱۸۰ *	-۰/۰۳۴
همدان	-۰/۲۲۸ **	-۰/۰۳۴	-۰/۱۹۶ **	-۰/۰۸۶
کرمان	-۰/۱۳۸	-۰/۰۸۸	-۰/۲۴۸ **	-۰/۰۱۵
کرمانشاه	-۰/۳۰۳ **	-۰/۰۱۵	-۰/۱۲۵	-۰/۰۷۸
مشهد	-۰/۱۷۹ *	-۰/۰۱۶	-۰/۱۹۸ **	-۰/۰۱۵
ارومیه	-۰/۲۵۷ **	-۰/۰۶۹	-۰/۱۳۳	-۰/۰۸۳
شاھروود	-۰/۲۱۸ **	-۰/۰۰۲	-۰/۰۶	-۰/۰۱۷
شیراز	-۰/۲۰۲ **	-۰/۰۲۸	-۰/۱۴۲	-۰/۰۵۱
تبریز	-۰/۳۰۹ **	-۰/۰۶۹	-۰/۰۷۶	-۰/۰۹۵
تهران	-۰/۲۸۵ **	-۰/۰۰۹	-۰/۱۲۰	-۰/۰۵۹
زاهدان	-۰/۰۶۷	-۰/۰۸	-۰/۲۲**	-۰/۰۳
انزلی	-۰/۱۴۱	-۰/۲۲۳ **	-۰/۰۲۷	-۰/۱۰۴
بندرعباس	-۰/۱۹۸ *	-۰/۰۲۴	-۰/۱۵۲	-۰/۰۹۲

(*) ضریب معنی‌دار در سطح ۰/۰۵ ** ضریب معنی‌دار در سطح ۰/۰۱

ارتباط فصلی دماهای بیشینه‌ی کشور با الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز نشان داد که به ترتیب دماهای بیشینه فصل زمستان و تابستان از بیشترین ارتباط با شاخص مورد

مطالعه برخوردار می‌باشدند. در زمستان به جز ایستگاه‌های کرمان، انزلی و زاهدان، سایر ایستگاه‌ها دارای ارتباط منفی معنی‌داری با الگوی دریای شمال-خرز می‌باشند. در فصل زمستان بالاترین ضریب همبستگی متعلق به ایستگاه‌های تبریز با -0.309 ، کرمانشاه با -0.303 و تهران با -0.285 می‌باشند. بندرعباس، مشهد و بوشهر در سطح $+0.05$ و سایر ایستگاه‌ها در سطح اطمینان $+0.1$ از ارتباط معکوس و معنی‌داری با الگوی دریای شمال-خرز برخوردار می‌باشند.

در فصل تابستان نیز در بعضی از ایستگاه‌ها ارتباط دمای بیشینه ایران با شاخص مذکور مثبت و معنی‌دار بوده اما در ایستگاه‌های دیگر بر عکس حالت مذکور منفی و معنی‌دار است. کرمان، زاهدان، مشهد و همدان هر کدام به ترتیب با ضرایب همبستگی $+0.248$ ، $+0.220$ ، $+0.200$ ، $+0.196$ ، $+0.198$ با الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز از ارتباط مثبت و معنی‌دار در سطح اطمینان $+0.1$ و اصفهان به میزان $+0.180$ و در سطح اطمینان $+0.05$ برخوردارند. ایستگاه‌های بوشهر با ضریب -0.309 (سطح $+0.01$) و آبادان با -0.159 (سطح $+0.05$) نیز ارتباط معنی‌دار و معکوسی با الگوی مذکور نشان دادند. در سایر ایستگاه‌ها هیچ‌گونه ارتباط معنی‌داری بین دمای بیشینه فصل تابستان با الگوی پیونداز دور دریای شمال-خرز مشاهده نشد.

ارتباط دوره‌ای

نتایج بررسی ارتباط دوره‌های سرد و گرم دماهای بیشینه با شاخص الگوی دریای شمال-خرز بیانگر ارتباط قوی دوره سرد اکثر ایستگاه‌ها با الگوی مطالعاتی بوده و همچنین ارتباط نسبتاً ضعیف دوره گرم دماهای بیشینه با شاخص دریای شمال-خرز می‌باشد (جدول ۲).



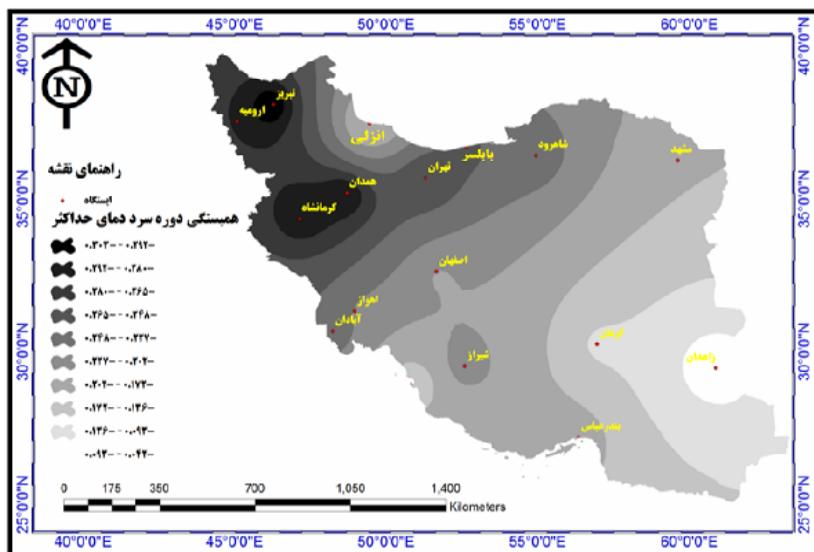
جدول (۲) ضرایب همبستگی دوره‌ای دماهای بیشینه‌ی ایران با الگوی دریای شمال (۱۹۵۱-۲۰۱۰)

ایستگاه	دوره سرد	دوره گرم
آبادان	-۰/۲۴۶ **	.۰/۱۶۱ *
اهواز	-۰/۲۲۶ **	-۰/۱۱۵
بابلسر	-۰/۲۵۲ **	-۰/۱۸۸ **
بوشهر	-۰/۱۴۷ *	-۰/۲۵۵ **
اصفهان	-۰/۲۰۲ **	.۰/۱۶۷ **
همدان	-۰/۲۹۵ **	.۰/۱۷۵ **
کرمان	-۰/۱۲۸	.۰/۲۳۹ **
کرمانشاه	-۰/۲۹۶ **	.۰/۰۸۱
مشهد	-۰/۱۸۱ **	.۰/۱۷۲ **
ارومیه	-۰/۲۸۳ **	-۰/۱۴۳ *
شهرود	-۰/۲۵۱ **	.۰/۲۰۹ **
شیراز	-۰/۲۱۷ **	.۰/۱۳۹ *
تبریز	-۰/۳۰۳ **	-۰/.۰۹۹
تهران	-۰/۲۷۳ **	.۰/۱۰۵
زاهدان	-۰/.۰۴۲	.۰/۲۱۱ **
انزلی	-۰/۱۴۹ *	-۰/.۰۶۲ *
بندرعباس	-۰/۱۹۶ **	-۰/۱۴۳ *

(**) ضریب معنی دار در سطح ۰/۰۱ * ضریب معنی دار در سطح ۰/۰۵)

از نظر مکانی علاوه بر ارتباط بالای ایستگاه‌های نیمه شمالی و غربی کشور، برخی ایستگاه‌های مرکزی و جنوبی همچون اصفهان و بندرعباس نیز از ارتباطی بالایی با الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر برخوردار هستند. نتایج حاصل از تحلیل ضرایب همبستگی دوره سرد دماهای بیشینه ایران با الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر نشان داد (جدول ۲) که در این دوره ایستگاه‌های زاهدان و کرمان فاقد هرگونه ارتباط و همبستگی معنی دار با شاخص مذکور می‌باشند. نیز ایستگاه‌های انزلی و بوشهر هر کدام به میزان ۰/۱۴۹ و ۰/۱۴۷- دارای همبستگی منفی بسیار ضعیف با الگوی دریای شمال - خزر هستند. سایر

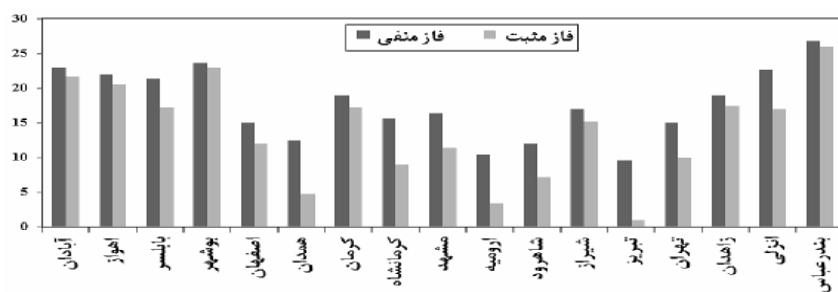
ایستگاه‌ها هم دارای ارتباط و همبستگی منفی و معکوس بوده که تماماً در سطح اطمینان ۰/۰ معنی‌دار هستند. بالاترین مقادیر همبستگی دوره سرد دمای بیشینه ایستگاه‌های ایران به ترتیب متعلق به تبریز به میزان ۳۰/۰، کرمانشاه ۲۹/۶، همدان ۲۹/۵ و ارومیه ۲۸/۳ هستند. در شکل (۴) نقشه پهنه‌بند مکانی مقادیر همبستگی دمای بیشینه ایستگاه‌های کشور با الگوی پیونداز دور دریای شمال-خزر در دوره سرد نشان داده است.



شکل (۴) همبستگی مکانی دمای بیشینه دوره سرد ایران با الگوی دریای شمال خزر در (۱۹۵۱-۲۰۱۰)

مقایسه دماهای بیشینه ایران در دو فاز مثبت و منفی شاخص

دماهای بیشینه ایران با فازهای مثبت و منفی الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر در ماه ژانویه مورد مقایسه قرار گرفت. ماه ژانویه بهدلیل آن که بیشترین مقادیر همبستگی را با الگوی مذکور نشان داد انتخاب شد. نتایج حاصل در شکل ۵ قابل مشاهده است.



شکل (۵) مقایسه دماهای بیشینه ایران در سال‌های ۱۹۸۹ با فاز مثبت و ۱۹۸۶ با فاز منفی شاخص الگوی دریای شمال-خرز در ماه ژانویه (۱۹۵۱-۲۰۱۰)

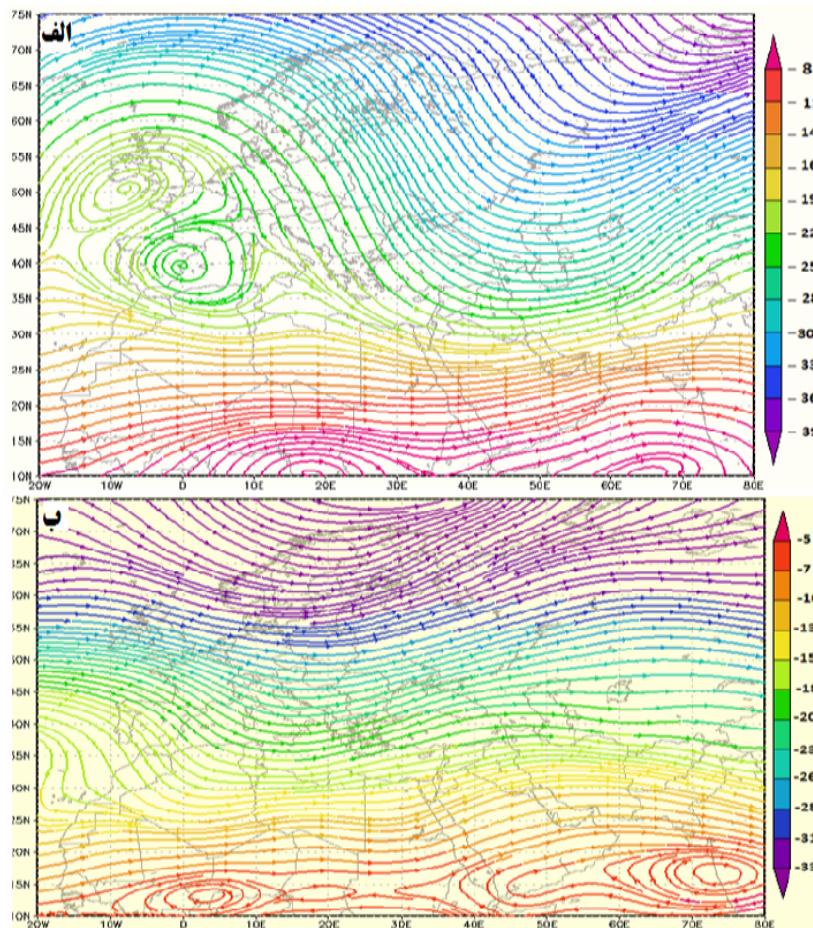
همان‌طور که از ارقام مقادیر دما در جدول (۳) و شکل (۵) برمی‌آید، دمای بیشینه ایستگاه‌های مورد مطالعه در ماه ژانویه در دو سال متفاوت که یکی فاز مثبت (سال ۱۹۸۹) شاخص الگوی دریای شمال-خرز و دیگری فاز منفی (۱۹۸۶) این شاخص هستند، بسیار متفاوت بوده و مقادیر دماهای بیشینه کشور در تمامی سال‌هایی که شاخص الگو در فاز مثبت قرار داشته به مرتب کمتر و به عبارت بهتر سردر از سالی است که الگوی شاخص منفی هستند و برعکس. در آخرین ستون از جدول فوق میانگین دماهای بیشینه ایستگاه‌ها درج شده است. ملاحظه می‌شود که میانگین دمای بیشینه ایستگاه‌ها در فاز مثبت ۱۳/۷ درجه بوده اما میانگین دماهای بیشینه ایستگاه‌ها در فاز منفی به میزان ۱۷/۷ درجه می‌باشد. این وضعیت نشان‌دهنده اختلاف ۴ درجه‌ای دماهای بیشینه کشور در دو فاز مذکور است.

ارتباط سینوپتیک

از آنجایی که برای نشان دادن اثر الگوهای پیوند از دور بر عناصر اقلیمی همچون دما و بارش، تنها بیان و آشکارسازی آماری کافی نبوده و باید مستندات اقلیمی ارتباط را نیز در کنار شواهد آماری مدنظر قرار داد؛ اقدام به آشکارسازی سینوپتیک اثر الگو بر دمای بیشینه ایران گردید.

در فاز مثبت الگوی پیوند از دور دریای شمال-خرز (ژانویه ۱۹۹۲) قرارگیری ناوه عمیق بر روی کشور ایران و همچنین استقرار پشته بر روی دریای شمال به موازات خطوط هم

ارتفاع ژئوپتانسیل، موجب انتقال هوای سرد عرض‌های شمالی از منطقه جنوب قطبی و شمال و شرق اروپا به کشور ایران شده است. از طرف دیگر نگاشت و تفسیر نقشه‌های وزش دمایی در فاز منفی (دسامبر ۱۹۹۹) وضعیتی کاملاً برعکس فاز مثبت را نشان می‌دهد.



شکل (۶) وزش و انتقال دمای جو در تراز ۵۰۰ متر:
الف: فاز مثبت (زانویه ۱۹۹۲)، ب: فاز منفی (دسامبر ۱۹۹۹)



همان‌گونه که در (شکل ۶-الف) نشان داده شده است، در این فاز در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال استقرار ناوه عمیق بر روی شرق مدیترانه و کشورهای ترکیه، عراق و عربستان و شمال آفریقا و همچنین استقرار پشته بر روی کشور ایران و قرارگیری ایران در زیر محور پشته شرایط ویژه دمایی را بر کشور ایران حاکم کرده است. مطابق شکل ۶-ب در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال وزش هوای گرم عرض‌های پایین به موازات خطوط هم ارتفاع به سمت ایران موجب انتقال هوای گرم عرض‌های پایین از سمت غرب و جنوب غرب و به عبارتی از سمت کشورهای عربستان و شمال آفریقا به ایران شده است. در تراز مذکور نقشه حاکی از دماهای ۱۸-در شمال کشور تا ۷-درجه سانتی گراد در جنوب کشور بوده که نسبت به فاز مثبت ۱۰ درجه گرم‌تر می‌باشد.

نتیجه‌گیری

بررسی ارتباط ماهانه دماهای بیشینه ایران با الگوی پیوند از دور دریای شمال- خزر آسکار کرد که این ارتباط به ترتیب در ماههای ژانویه، فوریه، مارس و آگوست معکوس، قوی و معنی‌دار است. به لحاظ فصلی نیز دماهای بیشینه فصل زمستان از بیشترین ارتباط با شاخص مورد مطالعه برخوردار بود. همچنین نتایج حاصل از بررسی ارتباط دوره‌های سرد و گرم دماهای بیشینه با شاخص دریای شمال- خزر نیز بیانگر ارتباط قوی‌تر دمای بیشینه اکثر ایستگاه‌های مورد مطالعه در دوره سرد با شاخص الگو است. ارتباط دوره گرم دماهای بیشینه با الگوی پیوند از دور دریای شمال- خزر نسبت به دوره سرد ضعیفتر بوده و فقط در تعدادی از ایستگاه‌ها معنی‌دار می‌باشد. از نظر مکانی نیز علاوه بر ارتباط بالای ایستگاه‌های نیمه شمالی و غربی کشور، برخی ایستگاه‌های مرکزی و جنوبی همچون اصفهان و بندرعباس نیز از ارتباط بالا با الگوی پیونداز دور دریای شمال- خزر برخوردار بودند. در ادامه مقایسه دمای بیشینه ایستگاه‌ها در دو فاز مثبت و منفی شاخص در طول دوره‌ی آماری به اثبات این مهم انجامید که ارقام دمای بیشینه کشور در فاز مثبت کمتر از دمای بیشینه ایستگاه‌ها در فاز منفی است. بر این اساس الگوی پیوند از دور دریای شمال- خزر در نوسان‌پذیری دماهای بیشینه ایران چه در مقیاس ماهانه، چه فصلی و چه دوره‌ای نقش



بسزایی دارد. نقش یاد شده در مقیاس ماهانه در دمای ماههای ژانویه، فوریه و مارس، در مقیاس فصلی در دماهای فصل زمستان و در دوره‌های سرد ملحوظ‌تر است. تحلیل‌های سینوپتیک نشان داد که در فاز مثبت استقرار ناوهی عمیق بر روی ایران و همچنین قرارگیری اروپا و دریای شمال در زیر محور پشته و انتقال هوای سرد عرض‌های بالا موجب سرمایش هوای ایران در فاز مثبت شده و این وضعیت در فاز منفی بر عکس می‌باشد. در فاز مثبت وزش دماها از سمت اروپا و جنب قطب به طرف ایران بوده در حالی که در فاز منفی مسیر وزش بادهای وارد شده به ایران غربی و جنوب‌غربی و از سمت عربستان و عرض‌های پایین‌تر است.



منابع

- احمدی، محمد (بی‌تا)، «تحلیل ارتباط الگوهای پیوند از دور با ویژگی‌های بارش ایران»، رساله دکتری اقیم‌شناسی، دانشکده علوم انسانی، گروه جغرافیای طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس تهران.
- قویدل رحیمی، یوسف؛ فرج‌زاده، منوچهر؛ داریوش حاتمی زرنه (۱۳۹۴)، «تحلیل رابطه پیوند از دور بین الگوی دریای شمال-خزر و دماهی حداقل ایران»، *فصلنامه جغرافیایی*، شماره ۵۲، صص ۱۳۷-۱۵۹.
- قویدل رحیمی، یوسف؛ حاتمی، داریوش و محمد رضایی (۱۳۹۲)، « نقش الگوی پیوند از دور جو بالای دریای شمال-خزر در تغییرات زمانی بارش سواحل جنوبی دریای خزر»، *تحقیقات کاربردی علوم جغرافیایی*، شماره ۳۱، صص ۴۶-۲۹.
- قویدل رحیمی، یوسف؛ فرج زاده، منوچهر و سعید کاکاپور (۱۳۹۳)، « نقش الگوی پیوند از دور دریای شمال-خزر در نوسانات بارش‌های پاییزی مناطق شمال غرب و غرب ایران»، *مجله جغرافیا و برنامه‌ریزی*، شماره ۴۹، صص ۲۳۰-۲۱۷.
- مطلبی‌زاد، سلماز (۱۳۹۴)، «شناسایی، طبقه‌بندی و تحلیل سینوپتیک امواج سرمایی منطقه شمال غرب ایران»، *پایان‌نامه مخاطرات آب و هوایی*، دانشکده علوم انسانی، گروه جغرافیای طبیعی، دانشگاه تربیت مدرس تهران.
- Brunetti, M; H, Kutiell (2011), “The relevance of the North-Sea Caspian Pattern (NCP) in explaining temperature variability in Europe and the Mediterranean”, *Nat. Hazards Earth Syst. Sci.*, 11, 2881–2888.
- Ciarlo, M. (2008), “Investigating relationships between oscillation patterns around Europe and their influence on aerosol transport using a Regional Climate Model (RegCM4)”, MSc (by research) Dissertation”, Department of Physics, Faculty of Science, University of Malta, Malta.
- Ghasemi, A; D, Khalili, (2008), “The effect of the North Sea-Caspian pattern (NCP) on winter temperatures in Iran”, *Theor. Appl. Climatol*, 92: 59–74.
- Ghavidel, Y; P, Baghbanan; M, Farajzadeh (2016), “The Statistical Detection of Linking between Thunderstorm Frequency and

- teleconnection patterns in Iran”, *Arabian Journal of Geosciences*, 9 (426): 1-12. DOI: 10.1007/s12517-016-2453-3
- Göktürk, O; MM, Karaca, (2006), “Influence of north Sea-Caspian pattern on the hydro climate of Turkey”, *Geophysical Research Abstracts*, 8: 00314.
- Gündüz, M; E, Özsoy, (2005), “Effects of the North Sea Caspian pattern on surface fluxes of Euro-Asian-Mediterranean seas”, *Geophysical Research Letter*, 32: L21701.
- Hatzaki, M; H,A, Flocas; P, Maher as; D,N, Asimakopoulos; C, Giannakopoulos, (2006), “Study of future climatic variations of a teleconnection pattern affecting Eastern Mediterranean”, *Global NEST Journal*, 8(3): 195-203.
- Kutiel, H; M, Türkes, (2005), “New evidences for the role of the North Sea–Caspian Pattern on the temperature and precipitation regimes in continental central Turkey”, *Geografiska Annaler*, 87 (4): 501–513.
- Kutiel, H, (2011), “A Review on the Impact of the North Sea–Caspian Pattern (NCP) on Temperature and Precipitation Regimes in the Middle East”, *Environmental Earth Sciences, Survival and Sustainability*, Book Chapter, Part 7, P 1301-1312.
- Kutiel, H; Y, Benaroch, (2002), “North Ses-Capian Pattern (NCP)- an upper level atmospheric teleconection affecting the Eastern Mediterranean: Identification and definition”, *Theoretical and Applied Climatology*, 71: 17-28.
- Tatly, H, (2007), “Synchronization between the North Sea–Caspian pattern (NCP) and surface air temperatures in NCEP”, *International Journal of Climatology*, 27: 1171–1187.
- Wallace, J.M; D.S. Guzzler (1981), “Teleconnections in the geopotential height field during the northern hemisphere winter”, *Monthly Weather Review*, 109: 784-812
- Yetmen, O; T, Yalcin (2009), “Climatic parameters and evaluation of energy consumption of the Afyon geothermal district heating system”, Afyon, Turkey, *Renewable Energy*, 34: 706-710.



- Kutiel, H; Y, Benaroch, (2002), “North Ses-Capian Pattern (NCP) - an upper level atmospheric teleconnection affecting the Eastern Mediterranean: Identification and definition”, *Theoretical and Applied Climatology*, 71: 17-28.
- Kutiel, H; P, Maheras; M, Türkse; S, Paz. (2002), “North Sea Caspian Pattern (NCP) - an upper level atmospheric teleconnection affecting the eastern Mediterranean: Implications on the regional climate”, *Theoretical and Applied Climatology*, 72:173-192.
- Tatly, H, (2007), “Synchronization between the North Sea–Caspian pattern (NCP) and surface air temperatures in NCEP”, *International Journal of Climatology*, 27: 1171–1187.
- Wallace. J. M; D.S. Guzzler (1981), “Teleconnections in the geopotential height field during the northern hemisphere winter”, *Monthly Weather Review*, 109: 784-812
- Yetmen, O; T, Yalcin; (2009), “Climatic parameters and evaluation of energy consumption of the Afyon geothermal district heating system”, *Afyon, Turkey, Renewable Energy*, 34: 706–710.
- <https://crudata.uea.ac.uk/cru/data/ncp/> سایت داده‌های پیوند از دور
- <http://www.esrl.noaa.gov/psd/data/gridded/data.ncep.reanalysis.html> سایت داده‌های جو بالا