

طبقه‌بندی الگوهای همدیدی بارش زا و خشکسالی زا در ایران زمین

چکیده

پدیده‌هایی نظیر سیل و خشکسالی بر اثر تغییر در فراوانی و تاثیر گذاری الگوهای گردشی جو در یک منطقه ایجاد می‌شوند. این الگوها نقش اصلی را در رخداد پدیده‌های محیطی، به خصوص در مناطق معتدله دارند. برخی از الگوهای گردشی جو دوره‌های مرطوب بوده و برخی دیگر باعث ایجاد خشکسالی و کم آبی می‌شوند. از این‌رو، طبقه‌بندی الگوهای بارش زا و خشکسالی زا و شناسایی کانون و شعاع فعالیت هر یک از الگوها در نواحی مختلف ایران می‌تواند در برنامه ریزی‌ها مؤثر باشد. در تحقیق حاضر به منظور طبقه بندی الگوهای همدیدی بارش زا و خشکسالی زا، ابتدا داده‌های میانگین روزانه مربوط به ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار تراز دریا از پایگاه NCEP/NCAR طی دوره آماری ۲۰۰۶-۱۹۵۰ استخراج شد. سپس با استفاده از روش‌های تحلیل مؤلفه‌های اصلی و تحلیل خوشه‌ای تمامی روزهای مورد مطالعه به هیجده گروه تقسیم بندی شد. نقشه‌های میانگین فشار سطح دریا و ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال برای هر یک از الگوهای هوا ترسیم گردید. به منظور ارزیابی رابطه الگوهای گردشی جو با بارش، شاخص PI برای ۵۴ ایستگاه محاسبه و تحلیل شد. این شاخص احتمال شرطی وقوع بارش در یک الگوی گردشی را تعیین می‌کند. نتایج شاخص PI مربوط به الگوهای گردشی جو شرایط بارش زایی و خشکسالی زایی بودن هر یک از الگوها را نشان می‌دهد. نتایج تحقیق حاضر نشان داد که الگوهای گردشی جو CP2، CP3، CP5، CP6، CP7، CP9، CP10 و جزو الگوهای خشکسالی زا و الگوهای گردشی جو CP1، CP4، CP12 جزو الگوهای بارش زا در سطح ایران زمین هستند.

واژه‌های کلیدی: الگوهای گردشی جو، بارش زا، خشکسالی زا، تحلیل مؤلفه‌های اصلی، تحلیل خوشه‌ای، ایران

مقدمه

شرایط اقلیمی هر منطقه به وسیله تکرار و اثرهای تجمعی سامانه‌های آب و هوایی که از آن ناحیه عبور می‌کنند، تعیین می‌شود. تکرار، تغییر و یا تداوم سامانه‌های هوای هر مکانی در تعیین و شناسایی اقلیم آن مکان اهمیت بسزایی دارد. تداوم و تغییر سامانه‌ها از طریق فرایند طبقه بندی یا تعیین الگوهای گردشی جو و تیپ‌های هوا شناسایی می‌شود و به همین دلیل طبقه بندی سامانه‌های هوا، یکی از اهداف اصلی اقلیم شناسی سینوپتیک است (هوٲ^۱، ۱۹۹۶: ۸۹). بدون

شناسایی فراوانی زمانی الگوهای گردشی جو و تپ های هوا، تبیین و چاره جویی مسائل محیطی امری دشوار است، زیرا هر تپ هوایی شرایط محیطی خاص خود را ایجاد می کند (علیجانی، ۱۳۸۰: ۵۴). از این رو، می توان تغییرات عناصر آب و هوایی مانند دما و بارش در هر محل را با مطالعه تغییرات الگوهای گردشی جو و توده های هوا که عوامل اصلی تعیین کننده اقلیم های محلی و منطقه ای به شمار می روند، توجیه نمود. با توجه به وجود ارتباط تنگاتنگ میان الگوهای گردش جوی و عناصر اقلیمی می توان پدیده های فرین آب و هوایی، مانند: سیل و خشکسالی و یا دوره های خشک و تر را نیز به تغییرات الگوهای گردشی جو نسبت داد. برای این منظور می توان با بهره گیری از نمایه هایی که بر اساس تغییرات متغیر بارش ساخته می شوند، نقش الگوهای گردشی جو را در ایجاد و کنترل دوره های خشک و تر بررسی نمود. پژوهش های انجام شده نشان می دهد که پدیده های سیل و خشکسالی متأثر از الگوهای گردشی جو است (باردوسی^۲ و همکاران، ۱۹۹۰: ۱۲۵۲؛ بوگاردی^۳ و همکاران، ۱۹۹۴: ۲۶۲ و فتاحی، ۱۳۸۳: ۸۲).

دوره های خشک و تر بر اثر تغییر در فراوانی و تاثیر گذاری الگوهای گردشی جو در یک منطقه ایجاد می شوند. پژوهش های انجام شده در زمینه شناسایی ارتباط میان الگوهای گردشی جو و متغیر بارش در بسیاری از نقاط جهان نشان داده است، که برخی از الگوها موجب ایجاد سیلاب های شدید و برخی دیگر با ایجاد دوره های خشک و کم در ارتباط هستند. از این رو، می توان با شناسایی الگوهای اصلی و مهم گردشی جو در هر منطقه و ارتباط آنها با متغیرهای آب و هواشناسی، مقدار احتمال و یا عدم احتمال بارش در ارتباط با هریک از الگوهای شناخته شده را محاسبه و به صورت کمی بیان نمود. با استفاده از مقدار احتمال بارش زایی و یا خشکسالی زایی الگوهای گردشی جو در مدل های ریاضی- آماری می توان احتمال وقوع خشکسالی و یا ترسالی در هر منطقه را شناسایی کرد و مدیریت ها را بهبود بخشید. هدف این مطالعه، توسعه و به کارگیری یک مدل همدیدی برای تعریف و تعیین گروه های الگوی گردشی جو و شناسایی الگوهای خشکسالی زا و بارش زا بر روی ایران زمین است. فرضیه های پژوهش نیز به شرح زیر تعریف و در نظر گرفته شده است:

- ۱- خشکسالی های ایران تحت کنترل و تغییرات الگوی گردش عمومی جو در ابعاد بزرگ مقیاس است.
 - ۲- آرایش و جهت جریان الگوی های ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتو پاسکال و فشار تراز سطح دریا زمین در رخداد دوره های خشک و مرطوب مؤثر است.
 - ۳- فراوانی فعالیت الگوهای بارش زا در یک دوره و مکان معین شرایط ترسالی و فراوانی فعالیت الگوهای خشک در یک دوره و مکان معین شرایط خشکسالی را باعث می شود.
- کوشش های بسیاری برای توسعه روش های گروه بندی الگوهای گردشی جو و بررسی نقش و تاثیر آنها بر متغیر بارش انجام شده است.

طبقه بندی الگوهای گردشی جو تا قبل از سال ۱۹۷۰ عمدتاً به روش دستی (کیفی) انجام می شد (لوند^۴، ۱۹۶۳: ۶۱؛ لمب^۵، ۱۹۷۲: ۱۴۲). لمب (۱۹۷۲، ۱۴۴) با استفاده از روش دستی الگوهای گردش جوی را برای جزیره بریتانیا شناسایی

2-Bardossy
3 -Bogardi
4 - Lund
5 -Lamb

کرد و نشان داد که ارتباط میان بارش به عنوان متغیرترین پدیده جوی و الگوهای گردش جو بسیار قوی است، اما با پیدایش رایانه و الگوریتم های پیشرفته ریاضی مانند: تحلیل مؤلفه های اصلی^۶ PCA و تحلیل خوشه ای^۷ CA و نیز فراهم شدن داده های رقومی روش کمی جایگزین روش دستی شد. از دهه های ۱۹۸۰ و ۱۹۹۰ علاقه به تحلیل مسائل محیطی مختلف از دیدگاه اقلیم شناسی همدید، بویژه در ارتباط با مقادیر حدی باعث افزایش توجه به روابط بین گردش جو و متغیرهای اقلیمی در مقیاس روزانه شد. ریچمن^۸ (۱۹۸۱، ۱۱۴۹) از نخستین کسانی بود که با استفاده از PCA و CA به طبقه بندی الگوهای گردش جوی و بررسی ارتباط آنها با متغیرهای اقلیمی در مقیاس روزانه پرداخت. بوگاردی و همکاران (۱۹۹۴، ۲۵۲) با استفاده از روش خوشه بندی چند هسته ای، داده های ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال را برای منطقه نبراسکای شرقی خوشه بندی و ارتباط الگوهای به دست آمده را با بارش منطقه بررسی نمودند. نتیجه بسیاری از پژوهش های انجام شده نشان می دهد، که الگوهای گردش جوی نقش بسیار مهمی در وقوع، مقدار و توزیع مکانی بارندگی، به ویژه در مناطق معتدله دارند. بررسی ها همچنین نشان می دهد که تغییرات دما و بارش به تیپ های ویژه ای از الگوهای گردش جوی مرتبط اند (باردوسی و همکاران، ۱۹۹۰: ۱۲۵۳ و بوگاردی و همکاران، ۱۹۹۹). بوگاردی و همکاران (۱۹۹۲: ۵۱۲) ارتباط میان وقوع بارش در ایستگاه های مورد مطالعه خود را با الگوهای گردش جوی به وسیله مدل های شرطی بررسی کردند. چن و هلستورم^۹ (۱۹۹۹، ۵۱۵) نشان دادند که هر تیپ ویژه هوا، ویژگی های دمایی خاصی را در جنوب سوئد پدید می آورد. کرت-ریل^{۱۰} و همکاران (۱۹۹۸، ۶۲۴۰) و تریگو^{۱۱} و داکامارا (۲۰۰۰، ۱۵۷۴) کاهش فراوانی تیپ های هوای بارانزا و افزایش فراوانی تیپ های هوای خشکی زا را عامل اصلی کاهش بارش در پرتغال در نیمه دوم قرن بیستم می دانند. داکستاین^{۱۲} و همکاران (۱۹۹۳: ۴۲۳) نیز الگوهای گردشی مولد سیلاب را برای ایالت آریزونا ی آمریکا شناسایی کردند. رومر^{۱۳} و همکاران (۱۹۹۹: ۷۷۲) با استفاده از روش PCA و خوشه بندی نوزده الگوی گردش جوی وابسته به روزهای بارشی منطقه مدیترانه ای اسپانیا را برای ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۹۲۵ و ۵۰۰ هکتوپاسکال تهیه و ارتباط آنها را با الگوهای مکانی بارش منطقه مدیترانه ای اسپانیا بررسی نمودند. استبان^{۱۴} و همکاران (۲۰۰۵: ۲۱۴) نیز با استفاده از روش PCA و خوشه بندی چند هسته ای الگوهای گردش جوی سطح دریا و ۵۰۰ هکتوپاسکال را برای اروپای جنوب غربی تعیین و ارتباط آنها را با بارش های سنگین برف در کشور آندورا بررسی کردند. علیجانی (۱۳۸۰) با استفاده از داده های روزانه (در ساعت ۱۲) فشار سطح زمین پایگاه NCEP/NCAR در دوره نوامبر تا مارس ۹۵-۱۹۶۶ و به کمک روش PCA و تحلیل ترکیبی ۱۸ تیپ هوایی برای ایران شناسایی کرد. وی نشان داد که تیپ کم فشار غربی و تیپ پرفشار غربی به ترتیب بیشترین بارش ها را در جنوب البرز و سواحل دریای خزر ایجاد می کنند. علیجانی و زاهدی (۱۳۸۱) نیز به کمک روش همبستگی، ۱۱ تیپ هوایی را که عامل بارش های با تداوم دو روزه در آذربایجان هستند، شناسایی کردند و نتیجه گرفتند که تیپ مداری دارای بیشترین فراوانی وقوع و تیپ

6- Principle Component Analysis
 7-Cluster Analysis
 8-Richman
 9- Chen and Helistorm
 10-Corte-Real
 11- Trigo
 12- Duckstein
 13-Romero
 14 -Esteban

سیکلونی مهمترین تیپ بارانزا در منطقه است. علیجانی (۲۰۰۲، ۴۷) همچنین با بررسی توپوگرافی سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال توانست دو ناوه خزر و سوریه را که نقش مهمی در کنترل آب و هوای ایران دارند، شناسایی و معرفی کند. او در این بررسی نشان داد که ناوه ها و پشته‌هایی که در نزدیکی ایران قرار می‌گیرند، بیشترین تاثیر را در آب و هوای ایران دارند که از این میان ناوه سوریه و مدیترانه مهمترین نقش را بویژه در بارش غرب کشور داراست. حجازی زاده و فتاحی (۱۳۸۶) با استفاده از روش PCA و خوشه بندی چند هسته ای، هشت تیپ هوای اصلی را برای فصل زمستان ایران شناسایی و به کمک روش تحلیل همبستگی ارتباط آنها را با بارش ایران تعیین نمودند. همچنین، آنها ارتباط بین تیپ های هوا را با فازهای مثبت و منفی ENSO بررسی و تحلیل کردند. رضیعی (۱۳۸۶: ۹۰) با استفاده از روش PCA و خوشه بندی چند هسته ای، الگوهای گردشی جو زمستانه ایران را برای ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال شناسایی کرد. ایشان ۱۸ الگوی گردشی برای این فصل شناسایی و ارتباط آنها را با دوره های خشک و تر در غرب ایران بررسی و الگوهای خشکسالی زایی و بارش زای این فصل را شناسایی نمود.

بررسی ها نشان می‌دهد که الگوهای گردشی جو شناسایی شده برای ایران اغلب بر اساس داده های میانگین ماهانه جو تهیه شده اند. از سوی دیگر، به دلیل اهمیت فصل زمستان به عنوان فصل اصلی بارش در ایران پژوهش های یاد شده اغلب این فصل را مورد توجه و مطالعه قرار داده و شناسایی الگوی های گردش جو دیگر فصل ها کمتر مورد توجه قرار گرفته است. از این رو، پژوهش پیش رو با هدف شناسایی الگوهای گردشی جو همه ماه های سال در دو سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار سطح دریا و ارتباط الگوها با دوره های خشک و مرطوب بررسی و ارزیابی شده است.

داده‌ها و روش پژوهش

در این پژوهش از داده‌های میانگین^{۱۵} روزانه ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار سطح دریا طی دوره آماری ۱۹۶۰ تا ۲۰۰۶ در تلاقی های ۲/۵ درجه از مجموعه داده های بازسازی شده استفاده شده است. محدوده انتخاب شده، بخش عمده ای از سامانه های مؤثر بر روی ایران را در طول سال پوشش می‌دهد. این محدوده از عرض ۲۰ تا ۶۰ درجه شمالی و ۲۰ تا ۸۰ درجه شرقی را در بر دارد. در جدول (۱) ویژگی داده‌های مورد مطالعه و در جدول (۲) ایستگاه‌های منتخب مورد مطالعه درج شده است.

جدول (۱) ویژگی متغیرهای جو بالا و سطح زمین استفاده شده در تحقیق حاضر

ردیف	نام متغیر	مقیاس زمانی	دقت مکانی (درجه)	دوره آماری	مرجع
۱	ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال	میانگین روزانه	۲/۵ × ۲/۵	۱۹۵۰-۲۰۰۶	NCEP
۲	فشار سطح دریا (SLP)	میانگین روزانه	۲/۵ × ۲/۵	۱۹۵۰-۲۰۰۶	NCEP
۳	مجموع بارش روزانه	مجموع بارش روزانه	ایستگاه‌های منتخب	۱۹۸۰-۲۰۰۶	سازمان هواشناسی کشور

جدول (۲) ایستگاه‌های منتخب مورد مطالعه

ردیف	نام ایستگاه	معرف منطقه
۱	تبریز - اردبیل - خوی - ماکو - مراغه - پارس آباد - مغان - زنجان	شمال غرب
۲	بابلسر - انزلی - گرگان - نوشهر - قراخیل رامسر - رشت	شمال
۳	مشهد - بجنورد - سبزوار - قوچان	شمال شرق
۴	کرمانشاه - خرم آباد - شهرکرد - همدان - مهاباد	غرب
۵	اصفهان - یزد - کرمان - تهران - کرج - اراک - سمنان - شاهرود - قزوین - کاشان - قم - بم	مرکز
۶	زاهدان - بیرجند - زابل	شرق
۷	اهواز - آبادان - بوشهر - امیدیه - مسجد سلیمان - دوگنبدان - دزفول - شیراز	جنوب غرب
۸	بندرعباس - بندر لنگه - ابوموسی - میناب - جاسک	جنوب
۹	ایرانشهر - چابهار	جنوب شرق

طبقه بندی الگوهای گردشی جو بارش زا و خشکسالی زا

برای طبقه بندی الگوهای گردشی جو اغلب ماتریس آرایه S استفاده می شود. در ماتریس آرایه S ردیف ها بیانگر روزها و ستون ها بیانگر نقاط شبکه اند. در این مطالعه نیز داده ها بر اساس ماتریس آرایه S تنظیم شدند. از آنجا که حجم بسیار زیادی داده می بایست تحلیل و طبقه بندی می شد، بنابراین، بهترین گزینه استفاده از روش PCA است، PCA یک روش آماری چند متغیره است که بین تعداد زیادی از متغیرها که به ظاهر بی ارتباط هستند، رابطه خاصی را به صورت یک مدل برقرار می سازد. در این پژوهش با انجام روش PCA بر روی داده های ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال تعداد ۹ مؤلفه اصلی انتخاب شد. محل برش مؤلفه های اصلی بر اساس معیار کیزر که همان بیان بیشتر از یک درصد کل داده هاست، انتخاب شد که مجموعاً ۹۴ درصد کل واریانس داده ها را توضیح می دهند.

به منظور انتخاب تعداد گروه های (خوشه های) مورد نیاز برای طبقه بندی و انتخاب هسته های آنها، راه حل های مختلفی وجود دارد. در این تحقیق، برای انتخاب تعداد خوشه ها از روش پیشنهادی استبان و همکاران (۲۰۰۶) استفاده شد. آنها برای شناسایی گروه ها و هسته های اولیه خوشه ها از روش نمره های استاندارد حدی^{۱۶} استفاده کردند؛ به این ترتیب که از نمره های استاندارد بیش از ۲+ برای فاز مثبت و نمره های استاندارد کمتر از ۲- را برای فاز منفی به منظور استفاده در خوشه بندی چند هسته ای استفاده نمودند. در این تحقیق نیز با بهره گیری از روش پیشنهادی فوق تعداد ۹ مؤلفه به دست آمده از روش PCA که هر کدام از آنها دارای دو فاز مثبت و منفی هستند، به ۱۸ گروه تقسیم شدند.

رابطه بین الگوهای گردش جوی و بارش

برای ارزیابی رابطه بین الگوهای گردش جوی و بارش از شاخص ^{17}PI استفاده شد. این شاخص احتمال شرطی وقوع بارش و شدت بارش در یک الگوی گردش جوی را تعریف می کند. شاخص PI یک الگوی ویژه I را به عنوان اندازه ای از سهم نسبی بارش آن الگو در مجموع بارش تعریف می کند. به عبارتی، سهم نسبی مقدار بارش به وقوع پیوسته توسط

16- Exterme Scores
17- Performance Index I
- Zhang

الگوی i با توزیع تصادفی بارش در یک روز، طی یک دوره زمانی مقایسه می‌شود و رابطه آن به شرح زیر است (زانگ^{۱۸}، ۱۹۹۵).

$$PI(i) = \frac{R_i / n_i}{R / n}$$

که در آن n_i تعداد روزهای با الگوی i و R_i مجموع بارندگی طی آن روزها و R مجموع بارش دریافتی در دوره زمانی مورد مطالعه و n تعداد روزهای مورد مطالعه است. این شاخص نه تنها احتمال شرطی وقوع بارش را برای الگوی i در نظر می‌گیرد، بلکه شدت بارش مربوط به یک الگوی هوا را نیز به حساب می‌آورد. در صورتی که $PI < 1$ و یا حتی خیلی کوچکتر از واحد شود، الگو و یا تیپ هوای i خیلی در بارش آن منطقه شرکت ندارد، بنابراین، افزایش در فراوانی وقوع چنین الگویی باعث کاهش بارش و متعاقب آن خشکسالی در یک منطقه می‌شود. اگر شاخص PI طی دوره آماری بیشتر از واحد شود $PI > 1$ ؛ آنگاه احتمال بارش در آن منطقه نیز افزایش می‌یابد و دوره مرطوب حاکم می‌شود.

در مطالعه حاضر به منظور شناخت دقیق تر رفتار الگوهای گردشی جو و طبقه بندی آنها با توجه به در دسترس بودن داده های ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار سطح زمین دوره آماری ۱۹۵۰-۲۰۰۶ استفاده شد. برای ارزیابی رابطه بین الگوهای گردشی جو با بارش از آنجایی که عمر ایستگاه‌هایی که دارای آمار بلند مدت روزانه (از سال ۱۹۵۰) در سطح کشور در حدود ۳۰ ایستگاه است، بنابراین، به منظور افزایش دقت مکانی و استفاده از شبکه متراکم تر (تعداد ایستگاه بیشتر) دوره مشترک (۲۰۰۶-۱۹۸۰) داده های ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار سطح زمین با بارش روزانه ۵۴ ایستگاه برای این بخش از مطالعه در نظر گرفته شد.

یافته‌های پژوهش

بر اساس نتایج به دست آمده از روش تحلیل مؤلفه‌های اصلی، ۹ جزء اصلی انتخاب شد که مجموعاً ۹۴ درصد کل واریانس داده‌ها را شامل می‌شود. برای شناسایی گروه‌ها و هسته‌های اولیه خوشه‌ها از روش نمره‌های استاندارد حدی استفاده کردند؛ به این ترتیب که از نمره‌های استاندارد بیش از ۲+ برای فاز مثبت و نمره‌های استاندارد کمتر از ۲- را برای فاز منفی به منظور استفاده در خوشه بندی چند هسته ای به کار گرفته شد. با توجه به ۹ مؤلفه به دست آمده از روش PCA که هر کدام از آنها دارای دو فاز مثبت و منفی هستند، در نهایت تمامی روزها طی دوره آماری ۲۰۰۶-۱۹۶۰ به هیجده گروه تقسیم بندی شدند که ارائه دهنده متناوب ترین الگوهای گردش جوی در ناحیه مورد مطالعه‌اند. نقشه‌های میانگین فشار سطح دریا و ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال برای هر یک از الگوهای گردش جوی ترسیم گردید. خوشه‌ها بر اساس ترتیب خروجی K-Means شماره گذاری و بر اساس الگوهای فشار و نحوه آرایش خطوط جریان نامگذاری شدند. این الگوها به شرح زیر هستند:

- الگوی گردشی CPI

با توجه به شکل (۱) الگوی گردش CP_1 حالت B در نقشه ارتفاع ژئوپتانسیل این الگو کم ارتفاعی از شمال شرق اروپا در جهت جنوب- جنوب غرب تا عراق و شمال عربستان امتداد یافته است؛ به طوری که بخش شرقی این ناوه در غرب ایران واقع شده است. از آنجایی که شرق ناوه غالباً تاوایی نسبی مثبت وجود دارد، در شرایطی که رطوبت کافی در منطقه وجود داشته باشد، احتمال وقوع بارش در این الگوی گردش وجود دارد.

در نقشه میانگین فشار سطح دریا الگوی گردش CP_1 در حالت A مرکز پرفشاری با ۱۰۲۴ هکتوپاسکال بر روی سبیری استقرار دارد. زبانه این پرفشار تا شمال غرب اروپا و در جهت شرق- غرب امتداد دارد. همچنین، زبانه کم فشاری از روی عربستان و شمال آفریقا به سمت عرض های میانی و تا شرق دریای مدیترانه امتداد یافته است. بررسی نتایج شاخص PI و توزیع مکانی این شاخص نشان می دهد که الگوی فوق بیشترین تاثیر را در ایستگاه های جنوب غرب و غرب ایران دارد (شاخص PI بزرگتر از یک) و با حرکت این سامانه به سمت شرق، از میزان تاثیر این الگو در بارش نواحی شرقی، شمال شرقی و حتی شمال ایران کاسته شده است. الگوی حاضر جزو الگوهای بارش زا محسوب می شود و فعالیت این الگو باعث رخداد ترسالی در بیشتر نقاط ایران می شود.

- الگوی گردش CP_2

با توجه به نقشه ترکیبی ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال (CP_2 (B) در این الگو ناوه کم ارتفاعی از شرق روسیه در جهت غرب تا ترکمنستان امتداد یافته است، همچنین، زبانه پر ارتفاعی از سمت شمال آفریقا تا نواحی مرکزی ایران گسترش یافته است. در این الگو قسمت های مرکزی و جنوبی ایران شرایط پر ارتفاع حاکم است و در چنین وضعیتی احتمال وقوع بارش وجود ندارد.

نقشه ترکیبی فشار سطح دریا CP_2 (A) پرفشاری با مرکز ۱۰۳۴ هکتوپاسکال بر روی سبیری و همچنین پرفشاری با مرکز ۱۰۳۲ هکتوپاسکال در نواحی غربی اروپا مشاهده می شود و زبانه های این مرکز پرفشار بخش های مختلف ایران را در بر گرفته است. شاخص PI مربوط به تیپ هوای CP_2 در تمامی ایستگاه های منتخب مورد مطالعه کمتر از واحد (کمتر از یک) است که با توجه به اینکه این الگو، الگوی تابستانه و خشک است، بنابراین، الگوی فوق در بارش ایران نقشی نداشته و الگوی حاضر جزو الگوی خشکی زا است، بنابراین، افزایش فراوانی و فعالیت این الگو باعث رخداد خشکسالی های شدید و فراگیر در ایران زمین می شود.

- الگوی گردش CP_3

در نقشه ترکیبی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال (CP_3 (B) ناوه با محور شمالی - جنوبی از شمال دریای سیاه تا دریای سرخ امتداد یافته و دامنه شرقی این ناوه مناطق شمالی کشور را تحت تاثیر قرار داده است. در این الگو پرفشاری با مرکز ۱۰۲۶ هکتوپاسکال بر روی سبیری و مرکز پرفشار دیگری بر روی اروپا دیده می شود. منحنی هم فشار ۱۰۲۰ هکتوپاسکال بر روی شمال آفریقا و جنوب شرق مدیترانه گسترش یافته است. با توجه به شکل ۱ در حالت C ملاحظه می شود که به غیر از کرانه های غربی دریای خزر و بخش های شمالی آذربایجان شرقی و غربی که تحت تاثیر دامنه شرقی ناوه هستند، سایر نقاط کشور شاخصی کمتر از یک داشته، الگوی حاضر در بارش سایر نقاط کشور نقش چندانی ندارد. بنابراین، افزایش فراوانی این الگو نیز شرایط خشکسالی را می تواند در بیشتر نقاط کشور در بر داشته باشد.

– الگوی گردشی CP4

نقشه ترکیبی ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال CP4 در حالت B بیانگر وجود یک ناوه بر روی روسیه است که در امتداد جنوب غرب تا مدیترانه کشیده شده است. آرایش جریان ها بر روی ایران حالت مداری دارند. در چنین شرایطی احتمال وقوع بارش فراگیر و قابل ملاحظه بر روی ایران وجود دارد. این الگو یک الگوی زمستانه است. با توجه به نقشه شاخص PI مربوط به CP4 ملاحظه می شود که در تمامی مناطق کشور، شاخص فوق بزرگتر از واحد است و در بین تمامی الگوهای مورد مطالعه، بیشترین ضریب PI را در بر دارد. الگوی حاضر یک الگوی بارش زا و با وسعت عمل فراگیر است، به طوری که سراسر ایران زمین تحت تاثیر الگوی گردش جوی cp4 بوده، نقش بسزایی بر روی بارش ایران دارد. افزایش فراوانی الگوی حاضر باعث رخداد ترسالی و کاهش فراوانی الگوی حاضر می تواند شرایط خشکسالی را برای ایران زمین در پی داشته باشد.

– الگوی گردشی CP5

نقشه ترکیبی ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال CP5 ناوه ای با محوریت شمال شرق – جنوب غرب مشاهده می شود؛ به طوری که دامنه شرقی این ناوه کرانه های دریای خزر را تحت تاثیر قرار داده است. شاخص PI مربوط به الگوی گردش جوی CP5 بیشترین تاثیر را در سواحل جنوبی دریای خزر دارد و در سایر نقاط کشور ضریب PI کمتر از یک است؛ به طوری که افزایش فراوانی الگوی فوق شرایط خشک و وقوع خشکسالی را در بیشتر نقاط کشور در بر دارد. (شکل ۱)

– الگوی گردشی CP6

در این الگو در سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال ناوه ای از شمال غرب اروپا تا شرق دریای مدیترانه قرار گرفته است و پشته منطبق با پرفشار سیری نیز در این سطح مشاهده می گردد. با توجه به نقشه شاخص PI مربوط به الگوی CP6 مشاهده می شود که الگوی حاضر بیشترین تاثیر را در محدوده شمال غرب ایران دارد، بنابراین، الگوی حاضر نیز جزو الگوی خشک زا محسوب می شود و فعالیت الگوی CP6 می تواند باعث بروز خشکسالی در بیشتر نقاط کشور (به غیر از شمال غرب) شود. (شکل ۱)

– الگوی گردشی CP7

در این الگو ترفانی از شمال اروپا به سمت دریای مدیترانه و شمال آفریقا امتداد یافته و جهت آن به سمت جنوب غرب است. پرفشاری نیز از روی شبه جزیره عربستان به سمت شمال تا بخش های شرقی دریای سیاه امتداد یافته است. نتایج شاخص PI مربوط به الگوی گردش CP7 مانند الگوی گردش CP3 و CP5 بیشترین تاثیر را در بارش ایستگاه های انزلی، بابل و رامسر داشته است، به عبارتی، فعالیت الگوی حاضر از نظر شرایط رطوبتی تنها سواحل دریای خزر را تحت تاثیر قرار داده و سایر نقاط کشور از جریان های رطوبتی الگوی CP7 بهره مند نیستند. فعالیت الگوی حاضر نیز برای بسیاری از نقاط کشور شرایط خشکسالی به همراه دارد. (شکل ۱)

– الگوی گردشی CP8

در این الگو کم ارتفاعی در شرق مدیترانه تا غرب دریای سرخ و بر روی آفریقا امتداد یافته است. در این الگو جهت ناوه جنوب غربی است. از آنجایی که بخش شرق ناوه بر روی دریای سرخ قرار دارد، وجود تاوایی نسبی مثبت تراز ۵۰۰

هکتوپاسکال و منبع رطوبت دریای سرخ شرایط مطلوب را برای ایجاد بارش فراهم ساخته است. شاخص PI مربوط به تیپ هوای CP8 بیانگر نقش قابل توجه الگوی حاضر در بارش نواحی جنوبی، مرکزی و شرقی ایران است؛ به طوری که ضریب شاخص تاثیر گذاری (PI) الگوی CP8 در ایستگاه‌های اصفهان، بم، بندرعباس، بوشهر، زاهدان، سبزوار، مشهد و یزد بزرگتر از واحد است. بنابراین، افزایش فراوانی الگوی فوق می تواند باعث ایجاد شرایط مرطوب در این مناطق شود.

– الگوی گردشی CP9

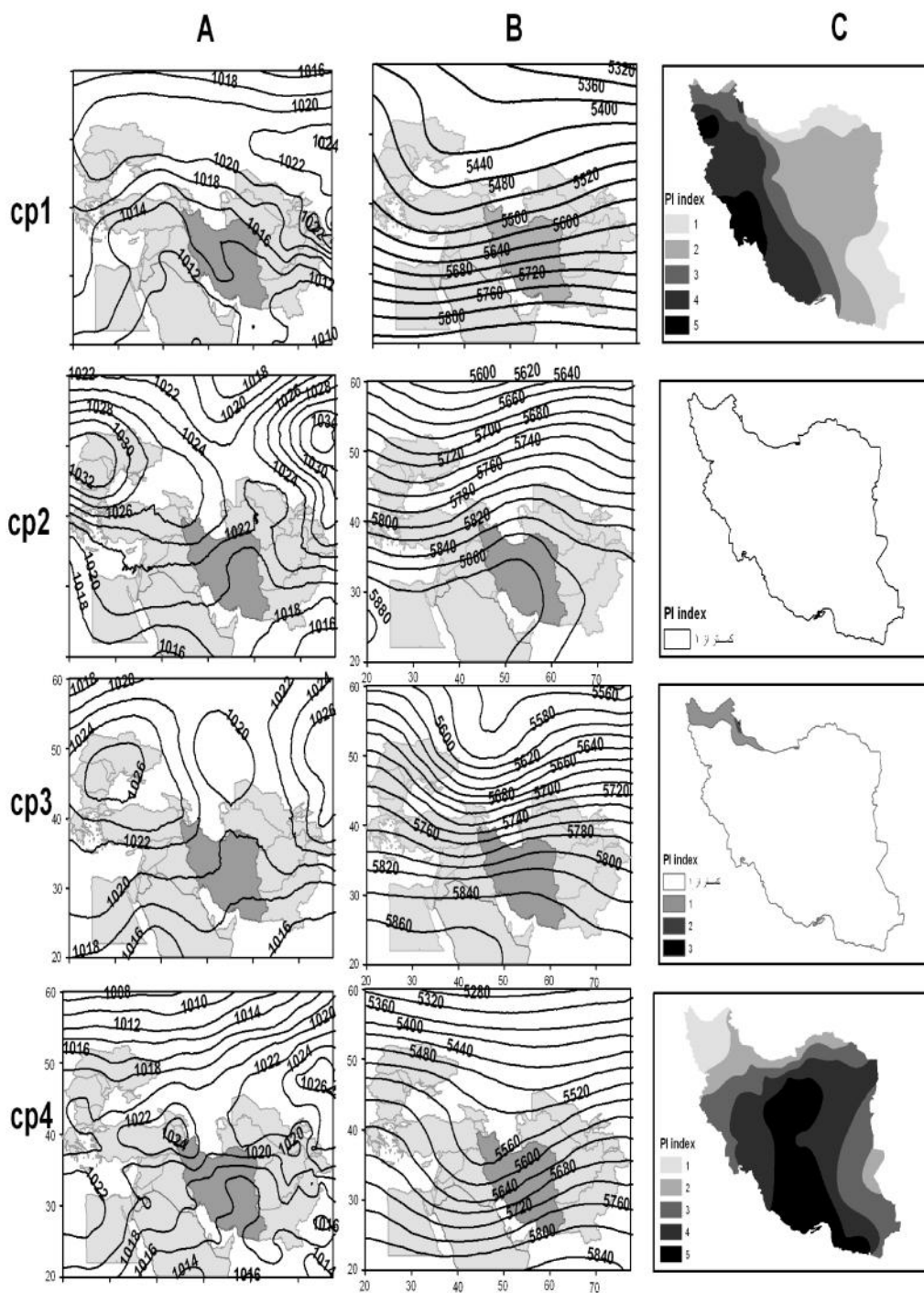
با توجه به شکل (۱) در الگوی گردشی CP9 دو ناوه یکی در شرق دریای مدیترانه و دیگری در شرق پاکستان و افغانستان استقرار دارد. نقشه ترکیبی فشار سطح دریا (حالت A) پرفشاری با مرکز ۱۰۲۸ هکتوپاسکال بر روی سبیری واقع شده است، که زبانه آن تا دریای سیاه امتداد دارد. نتایج شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP9 نشان می دهد که الگوی حاضر بیشترین تاثیر را در بارش غرب ایران دارد و برای بارش سایر نقاط کشور تاثیر چندانی ندارد، بنابراین، افزایش فراوانی الگوی cp9 می تواند باعث ایجاد شرایط خشکسالی در ایران زمین شود.

– الگوی گردشی CP10

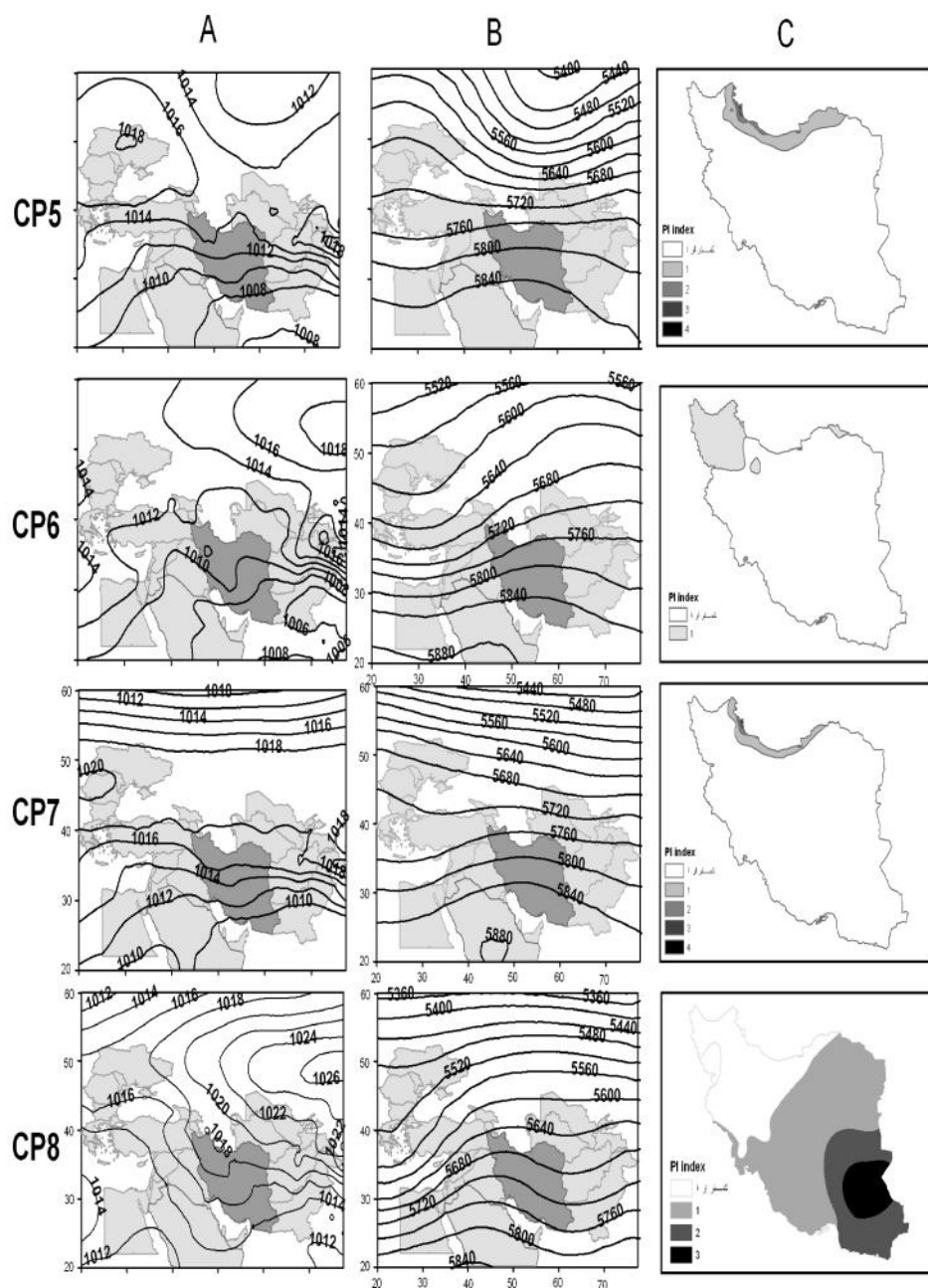
با توجه به شکل (۱) نقشه ترکیبی الگوی ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال (حالت B) پرارتفاع جنب حاره که با کم فشار حرارتی سطح زمین همراه است، در زیر مدار ۳۵ درجه قرار گرفته است. این الگو، الگویی کاملاً تابستانه است، که با کمی تغییر در الگوی گردشی CP2 نیز دیده می شود؛ با این تفاوت که به سبب گسترش جنوب سوی پرفشار بر روی اروپا، کم فشار حرارتی به عرض های جنوبی و نزدیک استوا منتقل شده است. شاخص PI مربوط به تیپ هوای CP10 در تمامی ایستگاه‌های مورد مطالعه کمتر از یک بوده و با توجه به اینکه الگوی حاضر جزو الگوهای تابستانه است، بنابراین، فعالیت الگوی فوق باعث ایجاد دوره‌های خشکسالی در سراسر ایران زمین می شود.

– الگوی گردشی CP11

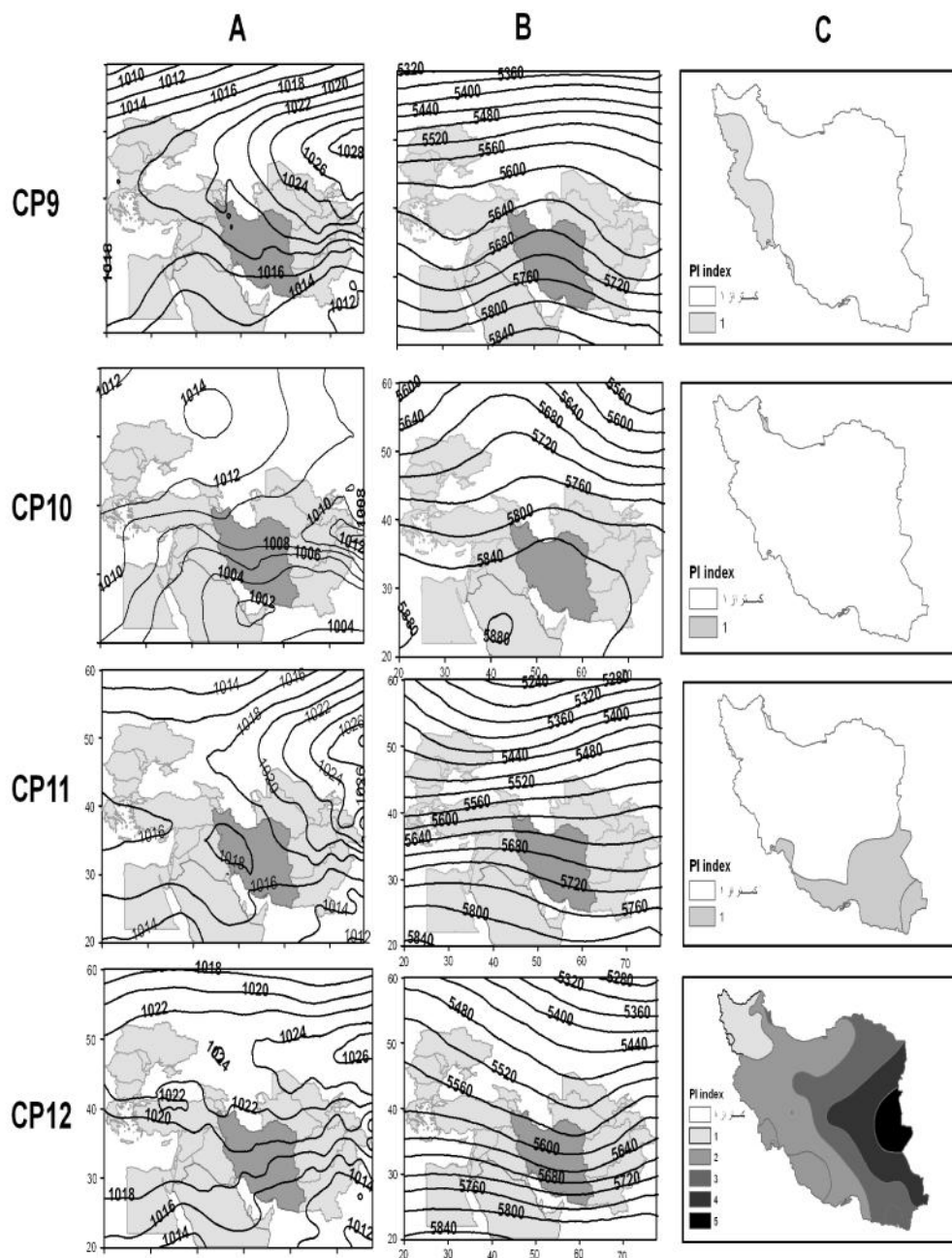
با توجه به شکل (۱) نقشه ترکیبی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال (حالت B) ناوه ای ضعیف بر روی آفریقا و دریای سرخ و همچنین، ناوه دیگر بر روی دریای عمان و خلیج فارس را نشان می دهد. در این تراز الگو جریان ها (به جز در جنوب شرق ایران) تقریباً مداری هستند؛ هر چند در عرض های بالاتر بین ۴۵ تا ۶۰ درجه شمالی انحنای چرخندی و در عرض های جنوبی تر بین ۲۵ تا ۳۰ درجه شمالی انحنای واچرخندی ضعیفی مشاهده می شود. نقشه ترکیبی فشار سطح دریا (حالت A) مرکز بسته ۱۰۲۶ هکتوپاسکال بر روی سبیری دیده می شود، که زبانه آن تا شمال دریای سیاه در جهت شرقی- غربی امتداد یافته است. مرکز ۱۰۱۶ هکتوپاسکال نیز در جهت غربی- شرقی بر روی شمال مدیترانه کشیده شده است، همچنین، یک مرکز بسته ۱۰۱۸ هکتوپاسکال بر روی غرب ایران وجود دارد. با توجه به شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP11 ملاحظه می شود که بخش های جنوبی و جنوب شرقی ایران تحت تاثیر این الگو بوده و الگوی فوق باعث وقوع بارش در این مناطق شده است، در حالی که سایر ایستگاه‌های مورد مطالعه چندان تحت تاثیر عامل رطوبتی الگوی فوق نیستند. به عبارتی، فراوانی رخداد الگوی فوق پدیده خشکسالی را برای بسیاری از بخش های ایران باعث می شود.



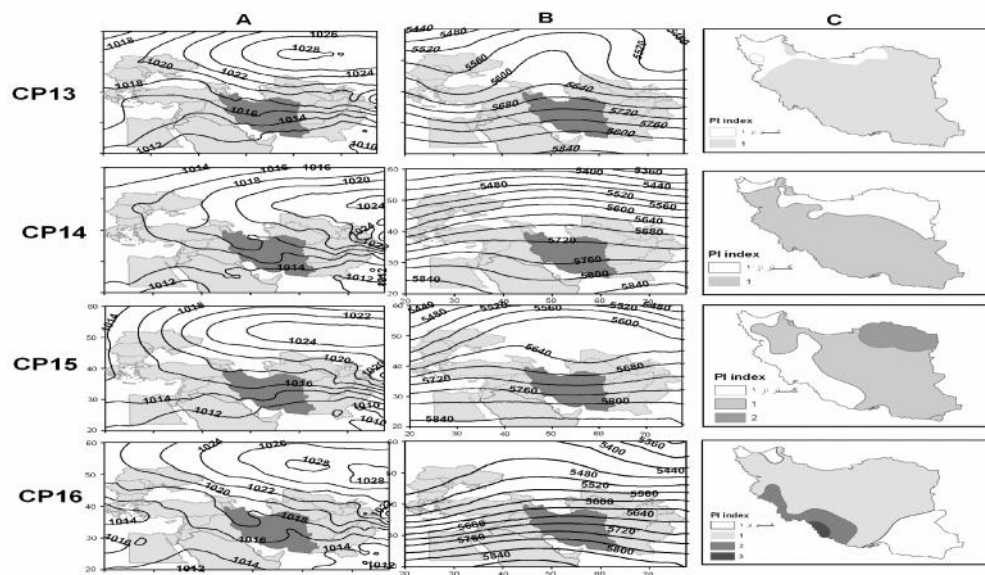
شکل ۱) الگوهای گردش جوی بر روی ایران طی دوره آماری (۱۹۵۰-۲۰۰۶) الگوهای گردشی ۱ تا ۴
 A: الگوی میانگین فشار سطح دریا؛ B: الگوی میانگین ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال؛ C:
 الگوی شاخص PI بارش



ادامه شکل ۱) الگوهای گردش جوئی بر روی ایران طی دوره آماری (۲۰۰۶-۱۹۵۰) الگوهای گردش ۵ تا ۸
 A: الگوی میانگین فشار سطح دریا؛ B: الگوی میانگین ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال؛ C: الگوی شاخص PI بارش



ادامه شکل ۱) الگوهای گردش جوئی بر روی ایران طی دوره آماری (۲۰۰۶-۱۹۵۰) الگوهای گردشی ۹ تا ۱۲
 A: الگوی میانگین فشار سطح دریا؛ B: الگوی میانگین ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال؛ C: الگوی شاخص بارش PI

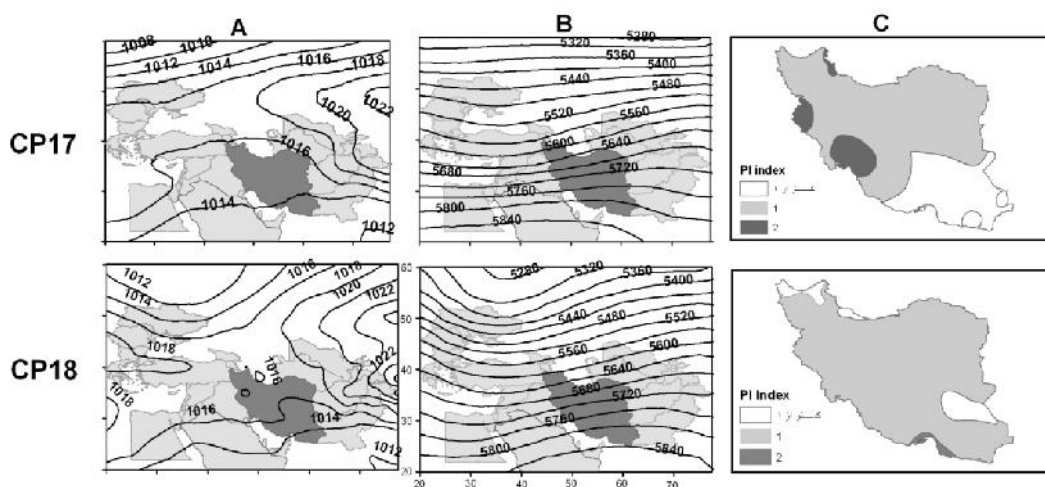


ادامه شکل ۱) الگوهای گردش جوی بر روی ایران طی دوره آماری (۱۹۵۰-۲۰۰۶) الگوهای گردش

۱۳ تا ۱۶

A: الگوی میانگین فشار سطح دریا؛ B: الگوی میانگین ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال؛ C:

الگوی شاخص PI بارش



ادامه شکل ۱) الگوهای گردش جوی بر روی ایران طی دوره آماری (۱۹۵۰-۲۰۰۶) الگوهای گردش ۱۷ تا ۱۸

A: الگوی میانگین فشار سطح دریا؛ B: الگوی میانگین ارتفاع ژئوپتانسیل ۵۰۰ هکتوپاسکال؛ C: الگوی شاخص PI بارش

– الگوی گردشی CP12

در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال کم ارتفاعی در عرض های شمالی با استقرار ناوه ای به سمت شمال شرق و شرق ایران امتداد یافته است. همچنین، پرفشار سیبری با مرکز ۱۰۲۶ هکتوپاسکال و با امتداد شرقی- غربی تا شمال دریای خزر کشیده شده است. بین عرض های ۵۰ تا ۶۰ درجه شمالی جریان ها مداری هستند. با توجه به نقشه شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP12 ملاحظه می شود که در اکثر ایستگاه های مورد مطالعه ضریب تاثیر پذیری بارش (PI) بیشتر از یک است و الگوی فوق نقش بسزایی در بارش مناطق مختلف کشور دارد. الگوی حاضر جزو الگوهای بارش زا و فراگیر است و تکرار الگوی حاضر می تواند در طی یک سال شرایط ترسالی را در ایران زمین باعث شود.

– الگوی گردشی CP13

در سطح ۵۰۰ هکتوپاسکال ناوه ای از شمال اروپا به سمت جنوب و تا شمال دریای مدیترانه مشاهده می شود. از شمال دریای خزر تا عرض های شمالی تر نیز پشته ارتفاعی مشاهده می شود. در این الگو مرکز پرفشار واقع بر روی سیبری به سمت غرب مرکزی آن ۱۰۲۸ هکتوپاسکال است، زبانه این پرفشار تا شمال غرب اروپا امتداد یافته، استنتاج شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP13 نشان می دهد که به جز بخش های شمالی و شمال غربی ایران سایر مناطق کشور تحت تاثیر ویژگی های رطوبتی و گرمایی الگوی حاضر هستند. الگوی فوق جزو الگوی نسبتاً باران زاست و فراوانی وقوع این الگو می تواند باعث ایجاد شرایط ملایم و مرطوب در بخش های مختلف ایران زمین شود.

– الگوی گردشی CP14

جریان های مربوط به تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال مداری است؛ هر چند از شمال ایران به سمت عرض های شمالی تر انحنای و اچرخندی و از جنوب ایران به سمت عرض های پایین تر انحنای چرخندی ضعیفی مشاهده شده است. در این الگو پرفشار ۱۰۲۴ هکتوپاسکال بر روی سیبری با امتداد شرق- غرب تا دریای سیاه کشیده شده است. گسترش پرفشار از عرض های جغرافیایی ۳۰ تا ۶۰ درجه است. همچنین، دو مرکز ۱۰۱۲ هکتوپاسکال در عرض های ۲۰ تا ۲۵ درجه بر روی شمال آفریقا و دریای عرب دیده می شود. شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP14 بیانگر نقش قابل توجه الگوی فوق در بارش بیشتر بخش های ایران است؛ به طوری که به غیر از بخش های شمالی و شمال شرقی کشور سایر نقاط تحت تاثیر عامل رطوبتی الگوی CP14 هستند و الگوی حاضر به عنوان الگوی بارانزای متوسط بر روی بارش گستره وسیعی از ایران زمین تاثیر دارد. (شکل ۱)

– الگوی گردشی CP15

در این الگو مرکز پرفشار ۱۰۲۴ هکتوپاسکال نسبت به الگوی CP14 به سمت غرب تغییر مکان داده و از عرض های ۳۰ تا ۶۰ درجه را پوشش می دهد. در عرض های جنوبی تر خطوط همفشار با مقادیر کمتر در امتداد غرب- شرق مشاهده می شود؛ به طوری که گرادیان فشار ضعیف است. در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال بین عرض های ۲۰ تا ۳۵ درجه جریان ها مداری هستند و در عرض های بین ۵۰ تا ۶۰ درجه پشته ارتفاعی از شمال دریای سیاه تا عرض های شمالی تر دیده می شود. با توجه به نقشه شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP15 مشاهده می شود که در بخش های شمالی، شمال شرقی، شرقی و مرکز ایران شاخص تاثیر پذیری بارش بزرگتر از واحد است و الگوی فوق جزو الگوهای بارانزا از

نوع متوسط محسوب می شود؛ به طوری که افزایش فراوانی الگوی CP15 می تواند شرایط مرطوب را برای نقاط فوق دربرداشته باشد.

- الگوی گردشی CP16

در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال بین ۲۰ تا ۴۰ درجه شمالی جریان ها تقریباً مداری هستند؛ هر چند از شمال اروپا تا عرض های جنوبی در راستای شمال به جنوب انحنای واچرخندی ضعیفی مشاهده می شود. در این الگو پرفشار سبیری با مرکز ۱۰۲۸ هکتوپاسکال با امتداد شرق- غرب دیده می شود. شاخص PI مربوط به تیپ هوای CP16 بیانگر نقش قابل توجه الگوی فوق در بارش گستره وسیعی از ایران زمین است. نگاهی به نقشه شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP16 نشان می دهد به استثنای ایستگاه های واقع در سواحل دریای خزر و جنوب شرق ایران، سایر ایستگاه های مورد مطالعه تحت تاثیر شرایط رطوبتی الگوی فوق هستند و الگوی CP16 باعث ایجاد شرایط مرطوب در بیشتر نقاط ایران شده است.

- الگوی گردشی CP17

در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال ناوه ضعیفی بر روی دریای سرخ شکل گرفته است. نقشه میانگین فشار سطح دریا مربوط به CP17 در حالت A مرکز پرفشاری با ۱۰۲۲ هکتوپاسکال را بر روی سبیری نشان می دهد، که زبانه آن تا شمال دریای خزر امتداد دارد، گسترش غرب به شرق این الگو نسبت به CP13 و CP9 کمتر است. شاخص PI مربوط به تیپ هوای CP17 در اکثر ایستگاه های منتخب مورد مطالعه بیشتر از واحد بوده، الگوی فوق به جز در جنوب شرق ایران، در سایر نقاط کشور تاثیر مثبتی در ریزش های جوی داشته و فراوانی رخداد الگوی CP17 می تواند شرایط مرطوبی را دربرداشته باشد.

- الگوی گردشی CP18

در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال کم ارتفاعی بر روی اروپا دیده می شود که ناوه آن تا عرض های جنوبی (بر روی آفریقا) در راستای شمال- جنوب امتداد یافته است. همچنین، در عرض های بین ۲۰ تا ۳۰ درجه خطوط همفشار با جهت شمال شرق- جنوب غرب قرار دارند که ناوه بسیار ضعیفی را بر روی آفریقا و دریای سرخ و ناوه دیگری بر روی نواحی مرکزی ایران نشان می دهد. نقشه میانگین فشار سطح دریا الگوی پرفشار با مرکز ۱۰۲۲ هکتوپاسکال را بر روی سبیری نشان می دهد که تا عرض های ۳۰ درجه گسترش دارد و امتداد شرق- غرب این پرفشار تا شمال دریای خزر گسترش یافته است. بر روی شمال اروپا و عرض های بالاتر مرکز کم فشار ۱۰۱۲ هکتوپاسکال مستقر است. منحنی همفشار ۱۰۱۸ نیز از روی اقیانوس اطلس به سمت اروپا امتداد دارد. با توجه به نقشه شاخص PI مربوط به الگوی گردشی CP18 ملاحظه می شود که به جز بخش های کوچکی از شمال آذربایجان ها و شرق سیستان و بلوچستان در سایر نقاط کشور شاخص PI بیشتر از واحد بوده، الگوی حاضر نیز جزو الگوی بارش زا محسوب می شود.

نتیجه‌گیری

الگوهای فشار و نحوه آرایش خطوط جریان نقشه‌های سطح زمین و تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال معرف انتقال توده هوای ویژه ای به سوی منطقه مورد مطالعه است؛ برای مثال، بارش زمانی به وقوع می‌پیوندد که هوای مرطوب و عامل صعود فراهم باشد. این شرایط به وسیله الگوهای گردشی جوی فراهم می‌شود. در این مطالعه با استفاده از روش PCA و خوشه بندی هیجده الگوی گردشی براساس داده‌های فشار سطح دریا (SLP) و ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال بر روی منطقه مورد مطالعه شناسایی و ویژگی‌های بارش‌زا و خشکسالی‌زا بودن آنها بر اساس شاخص PI ارزیابی شد.

نتایج این بررسی حاکی از وجود اختلاف معنی‌دار در آرایش الگوهای ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و فشار تراز دریا و فراوانی الگوهای هوا و مسیر حرکت آنها به سوی ایران است. آرایش و جهت جریان الگوهای حاضر در رخدادهای خشک و مرطوب مؤثر هستند. فراوانی الگوهای بارش‌زا (خشکی‌زا) باعث افزایش بارش (کاهش بارش) در ایران زمین می‌شود. به عبارتی، خشکسالی‌ها و ترسالی‌های ایران تحت کنترل الگوهای گردش عمومی جو در بزرگ مقیاس است.

نتایج پژوهش حاضر را می‌توان به شرح زیر خلاصه کرد:

- الگوهای گردش جوی CP1، CP4، و CP12 جزو الگوهای بارش‌زای شدید و فراگیر در سطح ایران زمین هستند. افزایش فراوانی الگوهای فوق باعث رخداد ترسالی و کاهش فراوانی آنها می‌تواند شرایط خشکسالی را برای کشور در پی داشته باشد.

- الگوهای گردش جوی CP2، CP3، CP5، CP6، CP7، CP9، و CP10 جزو الگوهای خشکسالی‌زای فراگیر هستند که افزایش فراوانی و فعالیت این الگوها می‌تواند باعث خشکسالی شدید و فراگیر در سطح کشور شود. برخی از الگوهای فوق تحت تاثیر رطوبت دریای خزر (CP2، CP5، CP7) و همرفت کوهستانی در آذربایجان‌ها و بخش‌هایی از غرب ایران (CP6، CP9) بارش‌های محلی و ملایمی در پی دارند.

- الگوهای گردش جوی CP8 و CP11 به ترتیب نقش قابل ملاحظه‌ای در بارش نواحی جنوب شرق و جنوب ایران دارند و افزایش فراوانی الگوی فوق می‌تواند شرایط مرطوبی را برای این مناطق به ارمغان بیاورد.

- الگوهای گردش جوی CP13، CP14، CP15، CP16، CP17، و CP18 جزء الگوهای بارش‌زای ملایم و فراگیر محسوب می‌شوند که افزایش فراوانی این الگوها می‌تواند شرایط ترسالی ملایم را در پی داشته باشد.

- همچنین، نتایج پژوهش حاضر نشان داد که شاخص PI معیار مناسبی برای بررسی احتمال شرطی وقوع بارش و شدت بارش است. در صورتی که شاخص PI محاسبه شده برای یک تپ هوا خیلی کوچکتر از واحد گردد، تپ هوا در بارش آن ایستگاه و یا آن منطقه نقش چندانی ندارد، بنابراین، افزایش در فراوانی وقوع چنین الگویی در یک دوره باعث کاهش بارندگی و رخداد خشکسالی در آن منطقه می‌شود. در صورتی که شاخص PI برای یک الگوی هوا بیشتر از واحد باشد، احتمال بارش نیز افزایش می‌یابد.

منابع

- ۱- حجازی زاده، زهرا و فتاحی، ابراهیم. (۱۳۸۶) «تحلیل الگوهای سینوپتیکی بارش های زمستانه ایران»، *مجله جغرافیا*، ش ۳.
- ۲- رضیئی، طیب. (۱۳۸۶). *بررسی ارتباط الگوهای گردش جوئی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال و دوره های خشک و تر در غرب ایران*، پایان نامه دکتری، دانشگاه تهران.
- ۳- علیجانی، بهلول. (۱۳۸۰). «تپ های هوا و اثر آنها بر اقلیم ایران»، *فصلنامه کاوش نامه*، سال دوم، ش ۳، دانشگاه یزد.
- ۴- علیجانی، بهلول و مجید زاهدی. (۱۳۸۱). «تحلیل آماری و سینوپتیکی بارندگی آذربایجان» *فصلنامه تحقیقات جغرافیایی*، ۶۶-۶۵: ۲۰۳-۲۱۷.
- 5- Alijani, B., 2002, Variation of 500hpa flow patterns over Iran and surrounding areas and their relationship with climate of Iran. *Theor. Appl. Climatol.* 71, 41- 4.
- 6- Bardossy, A. et al. 1990, Space-time model for daily rainfall using atmospheric circulation patterns" *water Resources. Res earoh. Vol. PP. 28, 1247-1260.*
- 7- Bogardi, I, et al ,1992,Estimating space-time hydrological quantities under climate change, fifth int. meeting on statistical climatology, 22-26 june 1992, Toronto.
- 8- Bogardi, I. Matyasovszky, I. Bardossy, A. and Duckstein, L., 1994, A hydroclimatological model of areal drought, *Journal of Hydrol*, 153, 245-264.
- 9-Chen, D., and Hellstrom, C. 1999. The influence of the North Atlantic Oscillation on the regional temperature variability in Sweden: spatial and temporal variations. *Tellus 51A (4): 505-516.*
- 10- Corte-Real J, Qian B, Xu H. 1998. Regional climate change in Portugal: precipitation variability associated with large-scale atmospheric circulation. *International Journal of Climatology 18: 619-635.*Duckstein.L,et al.1993,linkaye between the occurrence of daily atmospheric circulation Pattern and floods an Arizone case study, *Journal of Hydrology 143,413-428.*
- 11- Duckstein. L, et al. 1993, linkage between the occurrence of daily atmospheric circulation Pattern and floods an Arizona case Study, *Journal of Hydrology 143, 413-428.*
- 12- Esteban P, Jones PD, Mart´in-Vide J, Mases M. 2005. Atmospheric circulation patterns related to heavy snowfall days in Andorra, Pyrenees. *International Journal of Climatology 25: 319-329.*
- 13- Esteban P., Martin-Vide, J and Mases, M., 2006, Daily atmospheric circulation catalogue for Western Europe using multivariate techniques, *Int. J. Climatol.* 26: 1501-1515.
- 14- Huth, R., 1996, An Intecomparison of computer Assisted circulation classification Methods, *Inter. Journal of Climatology*, Vol, 16, PP. 893-922.
- 15- Jenkinson,A.F. and F.P.Collison. 1977, An initial climatology of gales over the North sea, *Synoptic Climatology Branch Memorandum No.62, Meteorological Office, Bracknell*
- 16- Lamb, H. H, 1972, British Isles weather types and a register of the daily sequence of circulation patterns, 1861-1971. *Geophys. Memory*, Vol. 116.
- 17- Lund, I. A, 1963, Map-Pattern classification by statistical methods"; *Journal applied meteorology*; Vol. 2, PP. 56-65.
- 18- Richman M.B., 1981, obliquely rotated principal components: An improved meteorological map typing technique? *Journal of Appl. Meteo.* Vol. 20, 1145-1159.
- 19- Romero, R., Sumner, G., Ramis, C., and Genoves, C., 1999, A classification of the atmospheric circulation patterns producing significant daily rainfall in the Spanish Mediterranean area, *Int. J. Climatol.* 19: 765-785.
- 20- Trigo, R, M and Dacamara, C. 2000, circulation Weather types and their influence on the precipitation regime in Portugal, *int, J. Climatol.* 20, 1559-1581.
- 21- Santos, J.A., Corte-Real, J. and Leite, S.M., 2005, Weather regimes and their connection to the winter rainfall in Portugal, *Int. J. Climatol.* 25: 33-50.
- Trigo,R.M and Dacamara,C,2000,circulation weather types and their influence on Precipitation regime

in Portugal, Int, J. Climatol. 20, 1559-1581.

22- Zhang, X (1995) "Regional climatic variability and climate change scenarios" Ph. D. Dissertation university of Lisbon.