

## مشخصه های جغرافیایی - همدیدی و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ hPa در روزهای بارش سنگین دوره سرد سال بر روی ایران

مصطفی کریمی<sup>۱</sup>؛ استادیار گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، ایران.  
فهیمه نوروزی؛ دانش آموخته کارشناسی ارشد آب‌وهواشناسی سینوپتیک، گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، ایران.  
مهناز جعفری؛ دانش آموخته دکتری آب‌وهواشناسی سینوپتیک، گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده علوم زمین، دانشگاه شهید بهشتی، تهران، ایران.  
فرامرز خوش اخلاق؛ دانشیار گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، ایران.  
علی اکبر شمسی پور؛ دانشیار گروه جغرافیای طبیعی، دانشکده جغرافیا، دانشگاه تهران، ایران.

دریافت مقاله: ۱۴۰۰/۱۰/۰۱ پذیرش نهایی: ۱۴۰۱/۰۲/۰۶

### چکیده

واچرخند عربستان از جمله مهم‌ترین ارکان گردش جو منطقه جنوب غرب آسیا و موثر بر بارش ایران است. در این تحقیق، ویژگی‌های جغرافیایی (موقعیت) و همدید آن (شدت، شکل و ارتباط با دیگر سامانه‌ها) در ارتباط با بارش‌های سنگین دوره سرد و بارشی ایران (اکتبر تا مارس) بررسی شد. به این منظور از داده‌های تحلیل مجدد ERA interim تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال (۲۰۱۰-۱۹۸۱) استفاده گردید. ابتدا بارش‌های سنگین (بیش از ۳۰ میلی‌متر) استخراج، سپس ویژگی‌های واچرخند (ذکر شده در بالا) در روزهای بارشی مشخص شد. نتایج نشان داد که موقعیت استقرار مراکز واچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال پراکنده بوده و محدوده طول جغرافیایی ۵۰ تا ۷۴ درجه شرقی را دربر گرفته است. بیشترین فراوانی تمرکز مراکز واچرخند در دو محدوده ساحل جنوب شرق شبه‌جزیره عربستان و دریای عرب مشاهده شد. شکل گسترش (جهت) مراکز واچرخندی بیشتر شرقی-غربی (۱۰ مرکز) بوده است. این الگوی استقرار و گسترش واچرخند، مناسب‌ترین شرایط برای بارش به ترتیب در جنوب غرب و غرب بوده است. گسترش شرقی-غربی واچرخند و استقرار بر روی دریای عرب و جنوب شرق شبه‌جزیره عربستان و اندرکنش آن با سامانه‌های چرخندی بادهای غربی که بیشتر بر روی عراق دیده می‌شوند، باعث افزایش عمق ناوه و ایجاد شیو شدید فشاری به سمت شمال و در ادامه ناپایداری‌های مناسب بر روی ایران می‌شود. مشخص گردید که علاوه بر شدت واچرخند، موقعیت قرارگیری و گستره فعالیت آن و وجود سیستم کم‌فشار در منطقه می‌تواند به عنوان عوامل تاثیرگذار در میزان بارش دریافتی ایران باشد. هر زمان که واچرخند عربستان با زبانه‌های پرفشار سیبری و تبت تلفیق شده، گستره و شدت بارش‌ها در ایران افزایش یافته است.

واژه های کلیدی: بارش شدید، واچرخند عربستان، پرفشار جنب‌حاره، سامانه‌های همدید، جنوب غرب آسیا.

## مقدمه

عنصر بارش و تغییرات آن یکی از مهم ترین شاخص های تعیین کننده آب و هوای نواحی جغرافیایی است. این عنصر در کشور ایران که در ناحیه خشک و نیمه خشک جهان قرار دارد، بارزتر از سایر عناصر اقلیمی است (کاوایی و همکاران، ۱۳۸۶) که تاثیر بسزایی در زندگی و حیات تمامی موجودات بویژه انسان ها دارد. نحوه پراکنش زمانی و مکانی بارندگی در ایران، متأثر از پراکنش سامانه گردش جوی است که کمترین تغییر در الگوی آن، ناهنجاری های شدید آب و هوایی را به دنبال دارد. بنابراین ویژگی های آب و هوایی ایران از جمله بارش تنها به شرایط محلی بستگی ندارد، بلکه عوامل دیگر تحت عنوان عوامل بیرونی (منطقه ای و سیاره ای) که همان گردش جو می باشند بر تغییر پذیری بارش آن موثر است. به طوری که دوره بارشی در هر منطقه ای به اقلیم آن منطقه و موقعیت جغرافیایی آن منطقه نسبت به گردش عمومی جو وابسته است (لشکری و همکاران، ۱۳۹۵). جابجایی در آرایش سامانه های اقلیمی بویژه مراکز فشار و ارتفاعی، سبب تغییر در بارش شده و الگوهای بارشی مناطق را ایجاد می کند. بنابراین وقوع و یا عدم وقوع پدیده های جوی و به طور کلی تفاوت های اقلیمی در یک مکان در ارتباط مستقیم با نحوه استقرار مراکز پرفشار و کم فشار است (مفیدی و زرین، ۱۳۸۵). با این توجیه که شدت و ضعف سامانه های فشار و الگوهای گردشی جوی بر چگونگی و تبیین شرایط و عناصر اقلیمی یک قلمرو جغرافیایی نقشی اساسی ایفا می کنند (حلبیان و شبانکاری، ۱۳۹۳)، لذا توجه به نقش الگوهای گردشی جوی و سامانه های فشار در مقیاس همدید برای تغییر پذیری اقلیم و عناصر آن لازم و ضروری است. از این رو در زمینه تاثیر مراکز فشار در اقلیم مناطق مختلف ایران، پژوهش های متعددی توسط محققین انجام پذیرفته است. تمرکز مطالعات بیشتر متأثر از نحوه استقرار، موقعیت و جابجایی مکانی مراکز فشار است و اغلب به طور خاص به یک منطقه جغرافیایی پرداخته شده است.

تعدادی از محققین رفتار زمانی-مکانی پرفشارهای جنب حاره (گل محمدیان، ۱۳۹۳؛ سلیقه و صادقی نیا، ۱۳۸۸؛ Zarrin et al., ۲۰۱۰) خاصه و اچرخند عربستان (خوش اخلاق و همکاران، ۱۳۹۱؛ لشکری و محمدی، ۱۳۹۴؛ کریمی و همکاران، ۱۳۹۵؛ لشکری و همکاران، ۱۳۹۵ و ۱۳۹۶؛ محمدی و لشکری، ۱۳۹۷؛ کریمی و همکاران، ۱۳۹۸؛ Lashkari and Mohammadi, ۲۰۱۸؛ Lashkari and Jafari, ۲۰۲۱) را بویژه در مناطق جنوبی ایران مورد بررسی قرار داده اند. بخشی از نتایج بر روی نقش کم فشار سودان در بارش های ایران متمرکز بوده است (لشکری، ۱۳۸۲؛ محمدی و همکاران، ۱۳۹۱؛ موقری و خسروی، ۱۳۹۳؛ جعفری و لشکری، ۱۴۰۰). برخی پرفشار سیبری و موقعیت و جابجایی آن را مورد ارزیابی و بررسی قرار داده و تاثیر این پرفشار در بارش و دمای ایران خاصه نیمه شمالی و شرقی را تحلیل نموده اند (شبانکاری و حلبیان، ۱۳۹۲؛ لشکری و یار مرادی، ۱۳۹۳؛ یوسفی و عزیز، ۱۳۸۴؛ Ghanghermeh et al., ۲۰۱۵). در سطح جهان نیز این مسئله مورد توجه تعدادی از محققین بوده است و تغییرات زمانی و مکانی مراکز ارتفاعی تاثیر گذار در اقلیم منطقه خود را شناسایی و مطالعه نموده اند (Iqbal et al., ۲۰۱۲؛ Chang and Lu, ۲۰۱۲؛ Rashid et al., ۲۰۱۲؛ Wu and Wang, ۲۰۰۲؛ Davis et al., ۱۹۹۷؛ Santos et al., ۲۰۰۵).

وجود سامانه های فشاری مذکور به همراه شرایط خاص آنها باعث ریزش بارش های سنگین و وقوع سیل در ایران می گردد. وجود شرایط مساعد دینامیکی و ترمودینامیکی ترازهای زیرین و میانی وردسپهر همانند همگرایی زیرین و واگرایی بالای، افزایش تاوایی نسبی در شرق ناوه فعال و همچنین افزایش پایداری ایستابی در ترازهای فوقانی (میریان و همکاران، ۱۳۹۹، ۹۵) و جریان های تراز بالا یا رودباد جنب حاره تراز ۳۰۰ hPa در رخداد بارش های سنگین و فراگیر موثر بیان شده است (ذکی زاده میر و همکاران، ۱۳۹۷: ۳۱). سامانه های همدید موثر در رخداد بارش های سنگین ایران

را بیشتر ترکیب سامانه های سودانی-مدیترانه ای یا همان کم فشار سودانی - ناوه مدیترانه (لشکری و اسفندیاری، ۱۴۰۰: ۱۴۰)، کم فشار مدیترانه ای، پرفشار شمال آفریقا و سیبری، جریان های گرم و مرطوب جنوبی جلوی ناوه (شمسی پور و همکاران، ۱۳۹۷: ۱۶۴) الگوی کلان ناوه مدیترانه ای به همراه پشته قوی بر روی دریای عرب-عمان که شرایط این ناوه محل و شدت بارش را تعیین می نماید (مصطفائی و همکاران، ۱۳۹۴: ۷۴-۷۵) دانسته اند. در رخداد بارش های سنگین یا ابرسنگین خاص، علاوه بر شرایط مذکور فعالیت یک سامانه بندالی که ناوه سمت راست یا سردچال آن بر روی ایران مستقر باشد (Ghavidel and Jafari, ۲۰۲۰: ۱۵۶۷) باعث ربارش های شدید و گاهی چند روزه می گردد.

رخداد بارش های سنگین در نواحی خشک و نمیه خشک کشور دور از ذهن نیست و شرایط همدید موثر در این بارش ها نیز سامانه ترکیبی سودانی-مدیترانه ای بوده (احمدی و جعفری، ۱۳۹۷: ۹۹) و نیز در بارش های سنگین ساحل شمالی خلیج فارس علاوه بر نقش کم فشار مدیترانه ای، جریان های واچرخندی پرفشار عربستان در بستر همگرایی از سودان تا ایران (بلیانی و سلیقه ۱۳۹۵: ۹۶) و همچنین علاوه بر کم فشار میدترانه ای و ناوه مستقر بر سوریه، سردچال، و سامانه های سودانی را عامل ریزش بارش های آن ناحیه دانسته اند (احمدی و علیجانی، ۱۳۹۳: ۲۷۵).

نقش کم فشار و ناوه مدیترانه در بارش غرب آسیا فقط محدود به ایران نبوده و سامانه همدید موثر در رخداد بارش این منطقه است، به طوری که بیش از نیمی از بارش دوره نوامبر-آوریل در شبه جزیره عربستان نیز از فعالیت این سامانه ناشی می شود (Almazroui et al., ۲۰۱۶: ۳۰۲۹).

گرچه رخداد بارش به ویژه در منطقه جنب حاره با پدیده های همدید کم فشار و چرخند همراه است ولی توجه به نقش واچرخندها در رخداد بارش یکی از نکات کلیدی سازوکار بارش در این نواحی است. همانطور که براتی و همکاران استقرار یک واچرخند ثانویه بر روی ارتفاعات زاگرس در رخداد موج های بارشی سنگین غرب ایران را برای ایجاد مانع در حرکت به سمت شرق سامانه بارشی و تشدید ریزش بارش شناسایی کرده اند (براتی و همکاران، ۱۳۹۱: ۹۴).

مراکز واچرخندی از جمله واچرخند عربستان در ترازهای میانی و زیرین جو یکی از مؤلفه های گردش جوی موثر بر الگوهای بارشی نه تنها ایران (درخشان، ۱۳۸۷) بلکه جنوب غرب آسیا است. این واچرخند که یکی از سلول های پرفشار جنب حاره ای است، بر روی دریای عرب و جنوب شبه جزیره عربستان تشکیل می شود و یکی از عوامل موثر در وقوع بارش های زمستانه ایران (لشکری، ۱۳۸۲؛ جهان بخشی، ۱۳۸۷) و عامل انتقال دهنده رطوبت تروپوسفری، از آب های جنوبی به سامانه چرخندی فعال بر روی ایران می باشد (کریمی، ۱۳۸۶؛ Raziei et al., ۲۰۱۲) که به پیروی از حرکت ظاهری خورشید، به عرض های بالا و پایین جابه جا می شود. محور قرارگیری آن بیشتر شرقی و غربی بوده (جهان بخشی، ۱۳۸۷؛ سلیقه و صادقی نیا، ۱۳۸۸) و در طول دوره سرد در محدوده بین دریای سرخ، اقیانوس هند و دریای عمان در امتداد طول جغرافیایی در نوسان است. نوسان آن در امتداد عرض جغرافیایی منطقه ای از شاخ آفریقا تا خلیج فارس را شامل می شود (کیانی پور، ۱۳۷۹). واچرخند عربستان تاثیر مهمی بر امکان تقویت سامانه های جنوبی دارد و نه تنها سبب خشکی و پایداری در دوره سرد سال نیست، بلکه در صورت حرکت شرق سوی این واچرخند، زمینه بسیار خوبی برای فرارفت رطوبت به درون سامانه های ورودی به ایران فراهم می کند (کریمی، ۱۳۸۶).

همانطور که روند کلی بارش در اکثر مناطق کشور کاهش یافته اما در بعضی نواحی روند خاصی دیده نشده و یا افزایشی نیز بوده اند. روند بارش های سنگین نیز از این قاعده مستثنی نبوده، گرچه بررسی های حاکی از افزایش رخداد بارش های سنگین در سال های اخیر است، ولی این روند تحت شرایط تغییرات اقلیمی در ایران بسته به شرایط اقلیمی و جغرافیایی متفاوت است و در مناطقی کاهش و در دیگر نواحی با افزایش رخداد بارش سنگین روبرو خواهیم بود

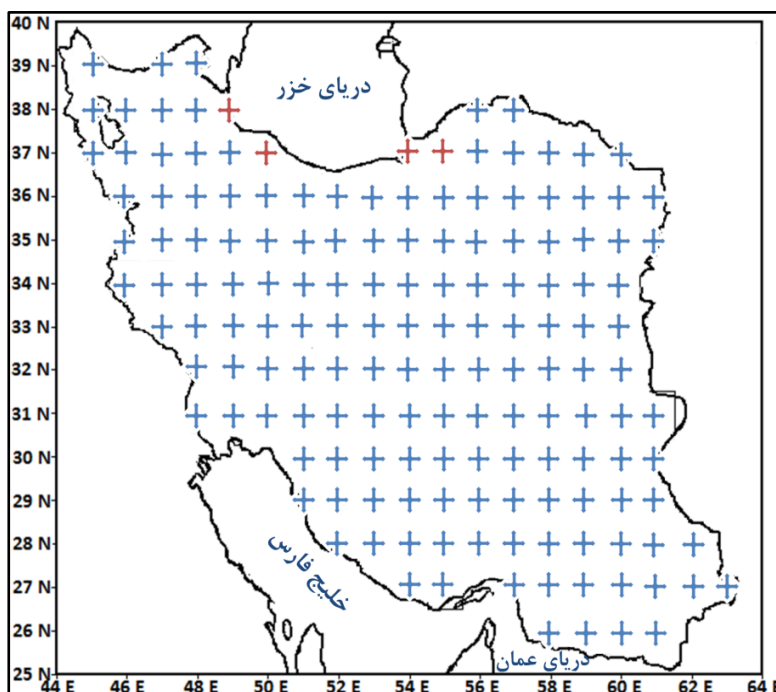
(Alizadeh and Najafi, ۲۱۰۸: ۲۴۹). همچنین حجازی زاده و همکاران (۱۳۹۹) بیان داشته‌اند روند روزهای همراه با بارش سنگین در بیش از ۹۳ درصد مساحت ایران بدون روند و در ۷ درصد باقی مانده کاهش یافته است (حجازی زاده و همکاران، ۱۳۹۹: ۱۳۵). اما محمدی (۱۳۹۲) از افزایش ۰.۵ میلیمتری در آستانه بارش های سنگین ایران به ازای هر سال گفته است. به هرحال رخداد بارش‌های سنگین یکی از ویژگی های اقلیمی ایران و مطالعه عوامل همدید منجر به رخداد آن لازم است (محمدی، ۱۳۹۲: ۱۶۳).

برای مطالعه سامانه‌های فشاری بخصوص و اچرخندی علاوه بر موقعیت جغرافیایی می‌توان بر ویژگی‌هایی همانند: شدت و قدرت، شکل و ساختار و ارتباط با دیگر سامانه‌های گردش جو مجاور نیز تاکید داشت. با توجه به نتایج تحقیقات گذشته و اخیر در خصوص نقش و اچرخند عربستان در بارش‌های ایران که بیشتر متمرکز بر جنوب، جنوب‌غرب بوده است، تحلیل نقش و الگوی رفتاری ویژگی‌های گفته شده در بالا برای این و اچرخند در زمان رخداد بارش‌های ایران، بخصوص بارش‌های سنگین می‌تواند حائز اهمیت باشد. همانطور که بیان شد تمرکز بسیاری از مطالعات بویژه آن‌هایی که در طی سال‌های اخیر در رابطه با و اچرخند عربستان انجام شده است در زمینه تاثیر ارتباط جابجایی مکانی و استقرار این سامانه در بارش بوده است و توجه به سایر شرایط و حالات همچون شدت و یا پهنه گسترش آن کمتر مشاهده می‌شود. لذا در این تحقیق تلاش بر این است که ارتباط بین موقعیت جغرافیایی، شدت، شکل و اچرخند مذکور و همچنین ارتباط با دیگر سامانه‌های فشاری فعال در زمان بارش‌های سنگین با الگوهای زمانی- شدت (۳) نوع ساختار شکلی (۴) تلفیق یا ارتباط آن با دیگر سامانه‌های فشاری، و اچرخند عربستان، چگونه با بارش‌های ایران ارتباط دارد یا موثر است؟

### داده‌ها و روش کار

هدف این مطالعه بررسی ارتباط بین تغییرات همدیددی و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و بارش سنگین ایران در فصل سرد سال است. زیرا با توجه به ویژگی‌های فشاری محدوده فعالیت و اچرخند عربستان، این و اچرخند در دوره سرد سال (اکتبر تا مارس) بر روی محدوده مورد مطالعه استقرار می‌یابد. برای دستیابی به این هدف، از داده‌های بارش دوباره واکاوی شده‌ی ERA interim پایگاه داده کاوی جوی مرکز پیش بینی‌های میان مدت اروپا (ECMWF) با تفکیک مکانی ۱×۱ درجه قوسی و داده‌های ارتفاع ژئوپتانسیل و مولفه مداری و نصف النهاری باد پایگاه ملی پیش بینی‌های محیطی و پژوهش‌های جوی ایالات متحده آمریکا (NCEP/NCAR) با تفکیک مکانی ۲/۵×۲/۵ درجه قوسی استفاده شده است. داده‌ها به مدت ۳۰ سال و در دوره آماری ۲۰۱۰-۱۹۸۱ تهیه شده است. از داده‌های بارش و ارتفاع ژئوپتانسیل به ترتیب برای استخراج روزهای بارشی و ارزیابی تغییرات همدیددی و اچرخند عربستان بهره گرفته شده است. شناسایی ارتباط میان نقش و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و بارش ایران در ارتباط با روزهای بارشی مختلف با در نظر گرفتن این معیار که و اچرخند عربستان در آن روزها دارای مرکز بسته در محدوده مورد مطالعه باشد، انجام پذیرفت. بنابراین در گام نخست، روزهای بارشی بیش از ۳۰ میلیمتر استخراج شدند. نحوه استخراج مقادیر بارش از طریق نقاط شبکه و یا یاخته‌های ۱×۱ درجه طول و عرض جغرافیایی موجود بر روی ایران است. به گونه‌ای که پهنه کشور به ۱۵۳ شبکه ۱×۱ درجه طول و عرض جغرافیایی به استثنای ۴ شبکه مربوط به ناحیه خزری بعثت عدم هم‌خوانی زمانی و سازوکارهای رخداد بارش این ناحیه نسبت به دیگر مناطق ایران تقسیم شد (شکل ۱). با توجه به

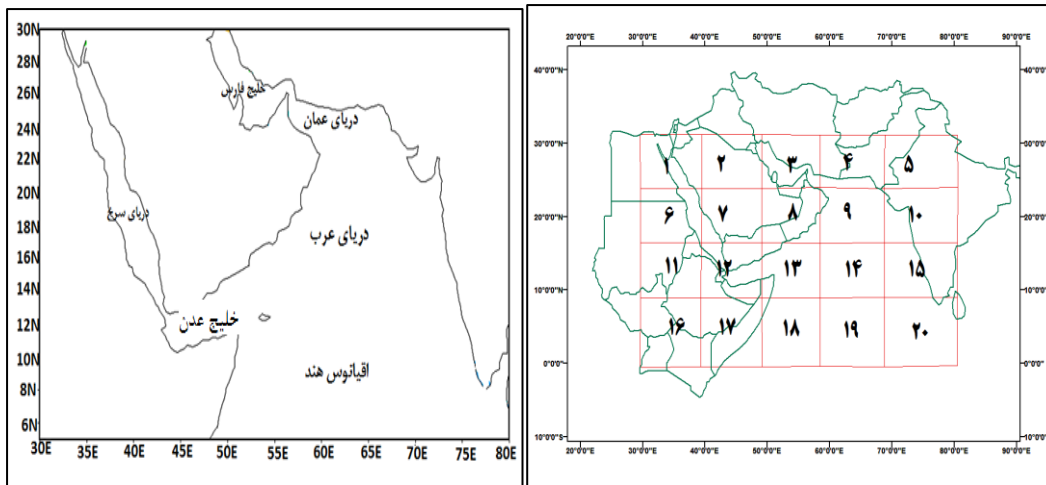
اینکه در بعضی از روزها تعداد نقاط بارشی اندک بود، معیار ۵ درصد مساحت (۸ نقطه) برای گزینش روزهای بارشی انتخاب شد. در نهایت ۵۵ روز با بارش سنگین در دوره مطالعاتی استخراج گردید. از مجموع ۵۵ روز همراه با بارش سنگین، ۲۳ روز واچرخند عربستان به صورت سلول بسته و ۳۲ روز زبانه‌های پرفشار تبت و سیبری بر روی محدوده مورد مطالعه مشاهده شد. لذا ۲۳ سامانه بارشی سنگین مورد مطالعه قرار گرفت.



شکل ۱. پوشش ۱۵۳ شبکه در سطح کشور با حذف شبکه‌های منطقه خزری.

پس از استخراج روزهای بارشی سنگین (بیش از ۳۰ میلیمتر) به منظور بررسی الگوهای گردشی واچرخند عربستان مرتبط با این بارش‌ها، شاخص‌های دوازده‌گانه مربوط به واچرخند عربستان (موقعیت (طول و عرض جغرافیایی)، شدت، گستره، جهت گسترش مرکز واچرخند، ارتباط با سامانه کم فشاری فعال بر روی ایران، پرفشار سیبری، تبت، آفریقا و الگوی جریان باد در جنوب، غرب و شمال واچرخند و همچنین تمرکز مکانی بارش بر روی ایران) در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال، با بینشی مبتنی بر تفسیر چشمی استخراج گردید. برای شناسایی و استخراج شاخص‌های فوق نقشه‌های روزانه ژئوپتانسیل و مولفه مداری و نصف‌النهاری باد در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال ترسیم شد. در ادامه موقعیت جغرافیایی همراه با فشار مرکزی واچرخند عربستان با تعریف معیار حداکثری ارتفاع ژئوپتانسیل برای بارش‌های بیش از ۳۰ میلیمتر استخراج و ثبت شد. به عبارتی مرکز واچرخند نقطه‌ای شبکه‌ای در نظر گرفته شد که بیشترین ارتفاع ژئوپتانسیل را در مقایسه با سایر شبکه‌های مجاور دارا باشد.

با توجه به موقعیت متوسط واچرخند عربستان، چارچوب مناسب به طوری که محدوده واچرخند را به شکل متناسب پوشش دهد ۳۰ تا ۸۰ درجه شرقی و ۵ تا ۳۰ درجه شمالی در نظر گرفته شد (شکل ۲). بنابراین ۱۱ یاخته عرضی و ۲۱ یاخته طولی و در مجموع ۲۳۱ یاخته در این محدوده ایجاد شد. فراوانی هر شاخص به شکل جدول و نمودار ارائه شده است. در نهایت به منظور دریافت بینش دقیق‌تر و تحلیل همدیدی از موقعیت واچرخند، برای هر شاخص با توجه به بیشینه فراوانی آن، نقشه‌های همدیدی میانگین روزانه ارتفاع ژئوپتانسیل و میانگین روزانه بارش به عنوان نمونه ترسیم و تحلیل شد.



شکل ۲. محدوده مطالعاتی جهت شناسایی الگوی استقرار واچرخند عربستان و زیر محدوده های تعریف شده در این محدوده برای نمایش موقعیت استقرار آن

شرح و تفسیر نتایج

- ارتباط الگوهای گردشی واچرخند عربستان با بارش های سنگین (بیش از ۳۰ میلیمتر)

جهت بررسی الگوهای گردشی واچرخند عربستان در روزهای دارای بارش سنگین، شاخص های دوازده گانه (موقعیت، طول و عرض جغرافیایی)، شدت، شکل، گستره، ارتباط با سامانه سیبری، تبت، آفریقا و کم فشار فعال بر روی ایران، جریان باد در جنوب، غرب و شمال واچرخند) برای تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و تمرکز مکانی بارش بر روی ایران مورد بررسی قرار گرفت (جدول ۱). از مجموع ۵۵ روز بارشی بیش از ۳۰ میلیمتر، ۲۳ روز واچرخند عربستان دارای مرکز بسته (۱۲) روز به شکل بیضی و ۱۱ روز فاقد شکل خاص) و ۳۲ روز فاقد مرکز بسته و به صورت ادغام شده با زبانه های سیبری و تبت مشاهده شد. در این بخش ویژگی های مستخرج دوازده گانه مربوط به روزهایی که واچرخند بر روی منطقه مطالعاتی استقرار یافته، مورد تفسیر قرار گرفته است.

جدول ۱. مشخصات مراکز واچرخند عربستان در سطح ۸۵۰ هکتوپاسکال، ۱ (تاریخ)، ۲ و ۳ (طول و عرض جغرافیایی مرکز واچرخند)، ۴ (ارتفاع مرکز واچرخند (شدت) به (GpM)، ۵ (ساختار شکلی)، ۶ (جهت کشیدگی واچرخند)، ۷ (گستره)، ۸ (ارتباط با سامانه های کم فشار)، ۹ (ارتباط با سامانه های پرفشار)، ۱۰ (الگوی جریان به ترتیب در شمال، غرب و جنوب)، ۱۱ (گستره بارش بر روی ایران) و ۱۲ (مکان تمرکز بارش در ایران).

۱۲	۱۱	۱۰	۹	۸	۷	۶	۵	۴	۳	۲	۱
S	.E .S C .NE	.S.E S	تبت		دریای عرب-پاکستان-هند	.NW SE	بیضی	۱۵۸۰	۷۰	۲۲. ۵	۱۹۹۳/۲/ ۴
SW	.W .NW SW	.SE S.SW W			دریای عرب-عربستان	.N S	بیضی	۱۵۴۰	۵۵	۲۰	۱۹۹۸/۳/ ۲۹
SW	SW	.S.E SW	تبت	۱۴۴۰	دریای عرب-جنوب عربستان-جنوب و جنوب شرق ایران-پاکستان-هند	.NE SW	بیضی	۱۵۷۰	۶۲. ۵	۲۵	۲۰۰۶/۲/۹
SW	SW .W	.S.E SW	سیبری		دریای عرب	S .N	بیضی	۱۵۲۰	۵۷. ۵	۲۲. ۵	۱۹۹۹/۱/۹
SW	S .SW	.S.E SW			دریای عرب	.NW SE	بیضی	۱۵۳۰	۶۲. ۵	۱۷. ۵	۱۹۸۶/۳/ ۷
SW	.W .NW SW	.S.E SW			دریای عرب-جنوب عربستان-جنوب و جنوب شرق ایران-پاکستان-هند	.NE SW	بیضی	۱۵۳۰	۶۲. ۵	۲۲. ۵	۱۹۹۷/۱/۱ ۵
SW	.C .SW .E	.S.NE SW			دریای عرب-پاکستان-هند	W .E	بیضی	۱۵۴۰	۶۵	۲۵	۱۹۹۹/۳/۱

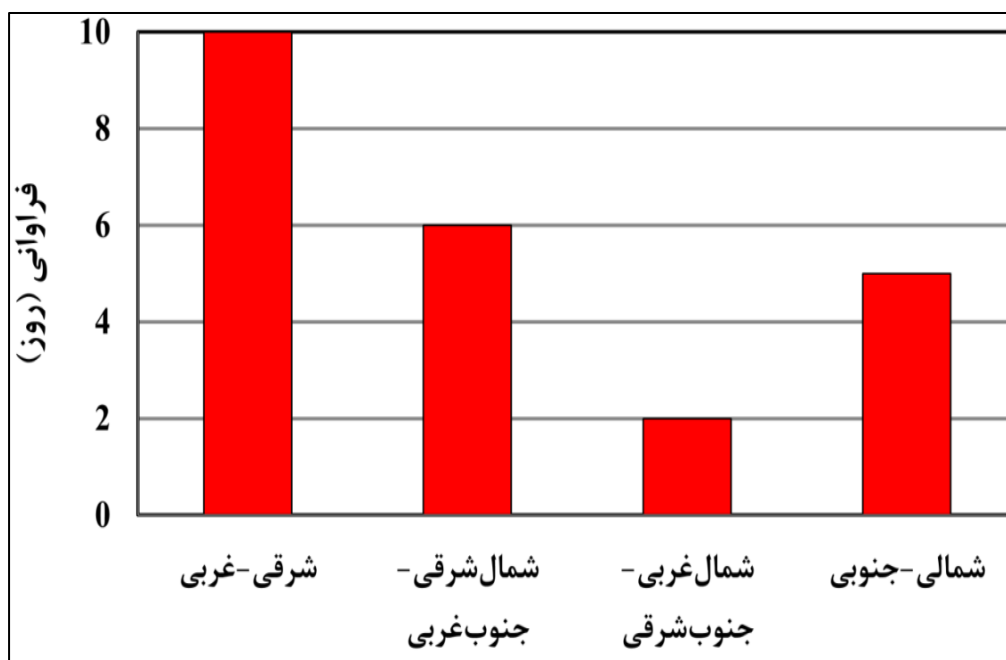
SW	SW.W	S.NE .S	سیبری		عربستان-ایران	S.N	بیضی	۱۵۴۰	۵۵	۲۲. ۵	۱۹۹۷/۱۱/ ۱۱
NW	.W.NW SW	.S.E .S	سیبری	۱۴۶۰	دریای عرب-عربستان	S.N	بیضی	۱۵۵۰	۵۵	۲۲. ۵	۱۹۹۱/۲/۲ ۶
W	SW.W	.S.E SW			دریای عرب	W.E	بیضی	۱۵۲۰	۶۰	۱۷. ۵	۱۹۸۴/۳/ ۲۵
W	SW.W	.S.E SW			دریای عرب-جنوب عربستان-جنوب و جنوب شرق ایران-پاکستان-هند	W.E	بیضی	۱۵۴۰	۵۲. ۵	۲۲. ۵	۱۹۸۴/۱۱/ ۱۱
W	.SW.W SE.S	.E S.SW	سیبری		دریای عرب-پاکستان-هند	W.E	بیضی	۱۵۳۰	۶۲. ۵	۲۲. ۵	۱۹۹۶/۳/ ۲۲
S	.C.NW E.S	.S.E SE	تبت		دریای عرب-پاکستان-هند	W.E		۱۵۴۰	۷۰	۲۰	۱۹۸۸/۱/۱ ۸
S	S	.S.NE SW	تبت		دریای عرب-جنوب عربستان-جنوب و جنوب شرق ایران-پاکستان-هند	.NE SW		۱۵۴۰	۶۵	۲۲. ۵	۱۹۸۲/۳/۱ ۲
SW	C.SW	.S.E SW	تبت		دریای عرب-پاکستان-هند	W.E		۱۵۶۰	۷۲. ۵	۲۲. ۵	۱۹۹۸/۲/۱ ۱
SW	.W.NW SW	.S.E SW	تبت	۱۳۷۰	دریای عرب-پاکستان-هند	W.E		۱۵۶۰	۷۰	۲۵	۱۹۹۲/۲/۲ ۴
SW	SW	.S.E SW		۱۳۹۰	دریای عرب-عربستان	.NE SW		۱۵۲۰	۵۵	۱۷. ۵	۱۹۹۳/۱/۸
SW	.SW.W C	.E S.SW			دریای عرب-عربستان	S.N		۱۵۵۰	۵۵	۲۲. ۵	۱۹۹۸/۱/۵
NW	W.NW	.NES SW	سیبری		عربستان-ایران	.NE SW		۱۵۴۰	۵۰	۲۵	۱۹۸۷/۱۱/ ۲
W	.SW.W NW	.S.E SW	سیبری	۱۴۲۰	دریای عرب-پاکستان-هند	W.E		۱۵۳۰	۶۵	۲۲. ۵	۱۹۸۵/۱۲/ ۱۸
W	.W.NW S.SW	.S.E SW			دریای عرب	W.E		۱۵۲۰	۶۵	۲۰	۱۹۹۴/۳/۱ ۱
SW	.W.NW C.SW	.S.E SW	سیبری		دریای عرب-عربستان	.NE SW		۱۵۴۰	۵۲. ۵	۲۰	۱۹۹۳/۱/۷
SW	.SW.W E.C.S	.E SE SW			دریای عرب-پاکستان-هند	W.E		۱۵۴۰	۷۰	۲۲. ۵	۲۰۰۲/۱/۱۱

#### • شاخص جهت گسترش مراکز واچرخند

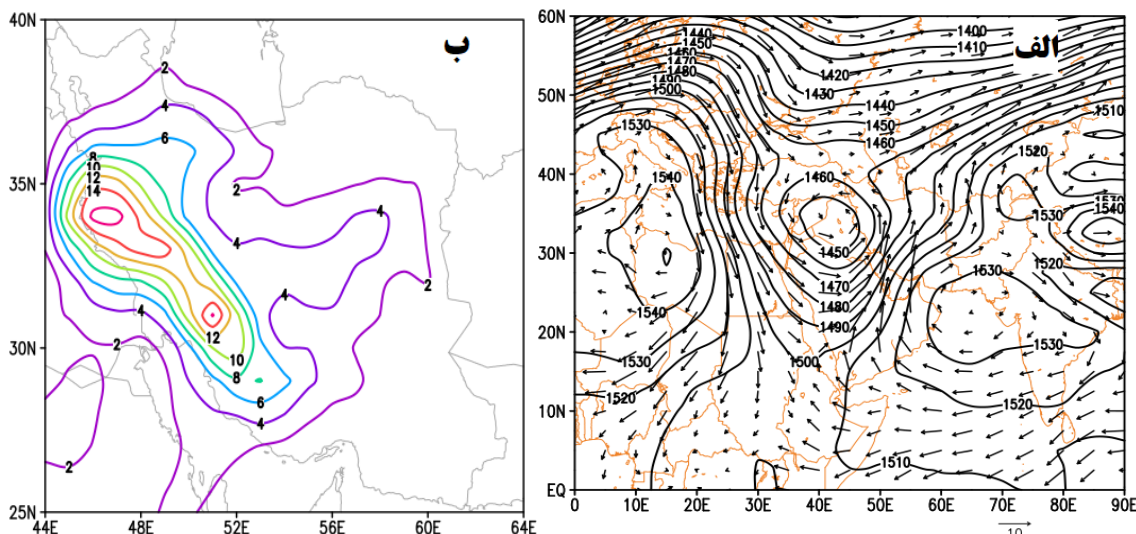
با توجه به شکل ۳ مراکز واچرخندی با جهت‌های شرقی- غربی و سپس شمال شرقی- جنوب غربی دارای بیشترین مقدار فراوانی هستند. از مجموع ۲۳ مرکز بسته شده به ترتیب، ۱۰ مرکز دارای جهت شرقی-غربی، ۶ مرکز جهت شمال شرقی- جنوب غربی، ۵ مرکز جهت شمالی- جنوبی و ۲ مرکز جهت شمال غربی- جنوب شرقی است.

#### - جهت شرقی-غربی

از مجموع ۲۳ مرکز واچرخندی، ۱۰ مرکز به صورت شرقی-غربی در محدوده مطالعاتی گسترش یافته است. شکل ۴ نقشه میانگین روزانه ارتفاع ژئوپتانسیل در روزهایی که واچرخند با جهت شرقی- غربی گسترش یافته است را نمایش می‌دهد. سلول واچرخند با ارتفاع ۱۵۳۰ ژئوپتانسیل متر بر روی دریای عرب، جنوب پاکستان و شرق شبه جزیره هند مستقر است. چرخندی نیز با مرکز ۱۴۵۰ ژئوپتانسیل متر بر روی عراق وجود دارد. تعامل این دو مرکز ارتفاعی، شیو فشاری شدید بر روی ایران ایجاد نموده است. الگوی گردشی در غرب واچرخند، نصف‌النهاری و در شمال آن جنوب غربی است. جریان‌های جنوبی در نیمه غربی و جریان‌های جنوب غربی در مرکز ایران در جهت تقویت ناپایداری موثر بوده است (شکل ۴الف). با توجه به الگوی گردشی، پهنه دریافت بارش در غرب و جنوب غرب ایران بوده است (شکل ۴ب).



شکل ۳. نمودار فراوانی جهت گسترش مراکز واچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال.



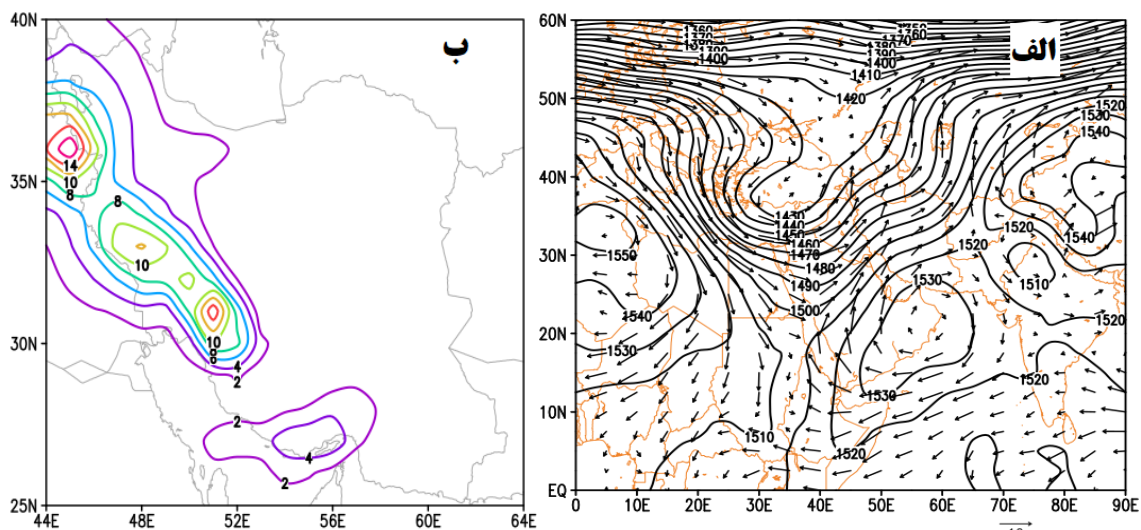
شکل ۴. نقشه میانگین روزانه (الف) ارتفاع ژئوپتانسیل و باد در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و (ب) بارش، همزمان با روزهای استقرار واچرخند با جهت شرقی-غربی. (لازم به ذکر است که هر دو نقشه میانگین شرایط در روزهای بارشی ۳۰ میلیمتر با جهت شرقی-غربی واچرخند می باشد، بنابراین در میانگین گیری نقاط بارشی بیش از ۳۰ م.م که در روزهای مختلف در موقعیت های متفاوتی بوده اند دیگر مشاهده نمی شوند).

**جهت شمال شرقی-جنوب غربی**

مراکز واچرخندی در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و در ۶ روز دارای بارش سنگین به صورت شمال شرقی-جنوب غربی گسترش یافته است. مطابق الگوی ژئوپتانسیل تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال (شکل ۵)، همزمان با جابجایی غرب سوی مرکز واچرخند، ناوه ارتفاعی نیز به سمت غرب و شمال متمایل شده است. حرکت جریان سو در مرکز واچرخندی منجر به انتقال رطوبت و گرمای عرض های جغرافیایی پایین به یال شرقی ناوه و از این طریق فرارفت به ایران بویژه نیمه غربی آن شده است.



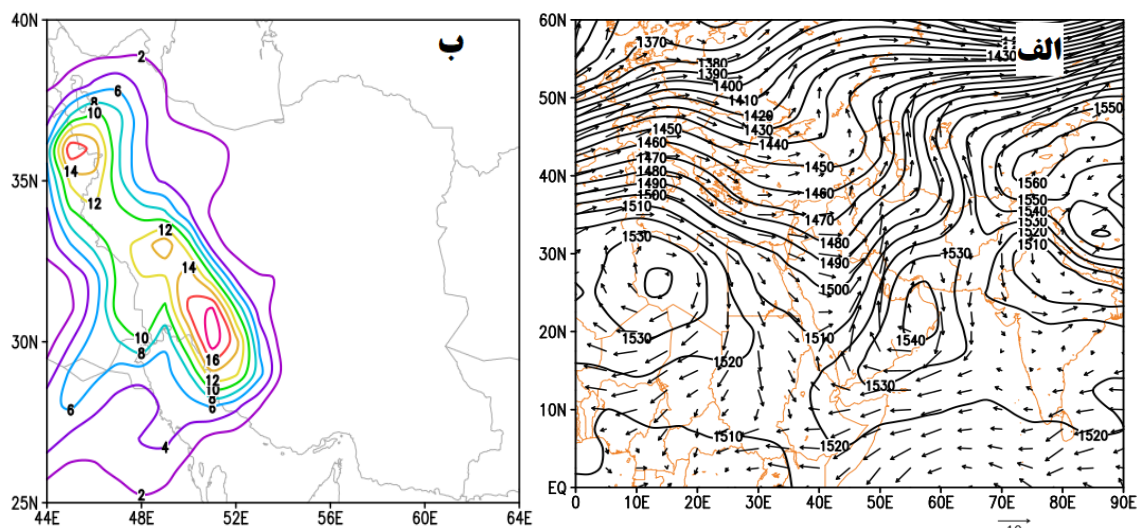
این شرایط سبب تقویت و تشدید ناپایداری در شمال غرب، غرب، جنوب غرب و جنوب ایران شده است (شکل ۵الف).  
 تمرکز بارش با بیشینه ۱۴ میلیمتر در روز در جنوب غرب ایران است (شکل ۵ب).



شکل ۵. نقشه میانگین روزانه الف) ارتفاع ژئوپتانسیل و باد در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و ب) بارش، همزمان با روزهای استقرار و اچرخند با جهت شمال شرقی-جنوب غربی.

- جهت شمالی - جنوبی

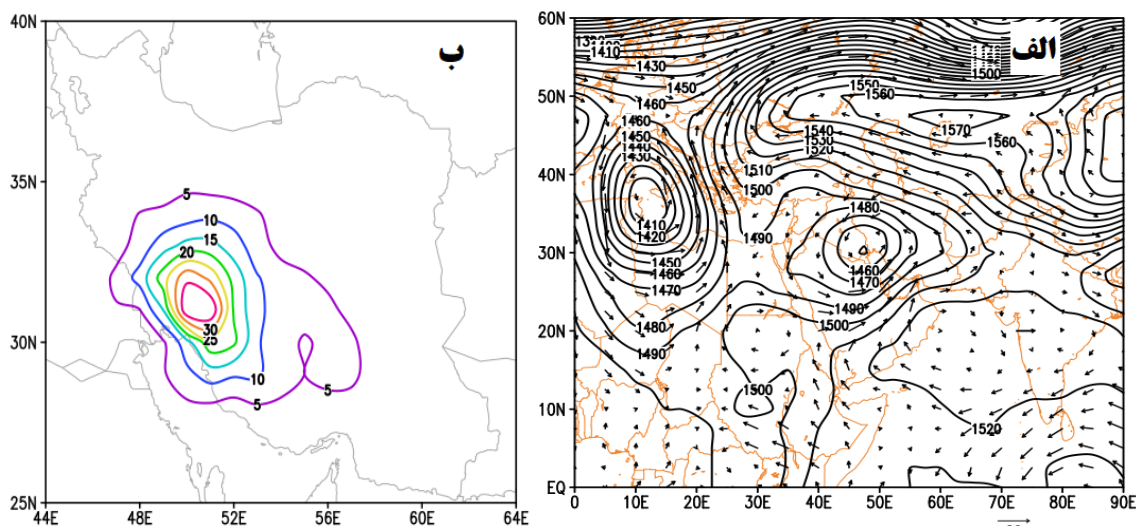
مطابق الگوی گردشی در شکل ۶، سلول و اچرخندی با ارتفاع مرکزی ۱۵۴۰ ژئوپتانسل متر به صورت ادغام شده با زبانه‌های گسترش یافته از پرفشار سیبری با راستای شمالی-جنوبی در جنوب شرق شبه جزیره عربستان مشاهده می‌شود. از سویی دیگر، ناهای ضعیف بر روی کشور ترکیه تشکیل شده که زبانه‌های آن تا شمال عربستان امتداد یافته است. نیمه غربی ایران در محل واگرایی بالایی و همگرایی در ترازهای پایین جو و رخداد تاوایی مثبت قرار دارد. این شرایط گویای حاکمیت ناپایداری شدید در این مناطق است (شکل ۶الف). بر طبق نقشه بارش، نیمه غربی ایران (شمال غرب تا جنوب غرب) دارای بارش است که بیشینه آن مربوط به جنوب غرب با مقدار ۱۸ میلیمتر در روز است (شکل ۶ب).



شکل ۶. نقشه میانگین روزانه الف) ارتفاع ژئوپتانسیل و باد در تراز ۸۵۰ و ب) بارش، همزمان با روزهای استقرار و اچرخند با جهت شمالی-جنوبی.

- جهت شمال غربی - جنوب شرقی

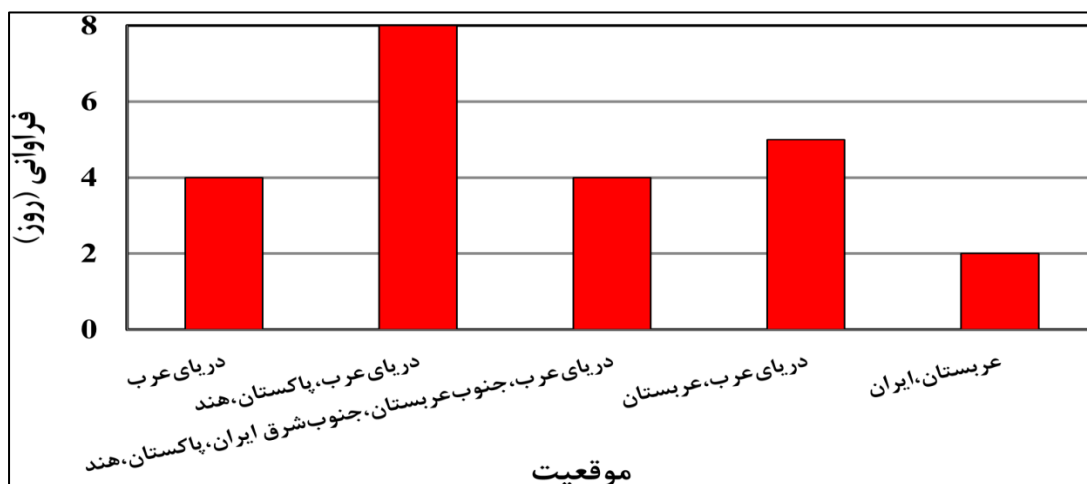
گسترش شمال غربی- جنوب شرقی واچرخند با ارتفاع مرکزی ۱۵۳۰ ژئوپتانسیل متر بر روی دریای عرب سبب الگوی جریان شرقی، جنوبی و جنوب غربی به ترتیب در جنوب، غرب و شمال خود شده است. سامانه چرخندی با ارتفاع مرکز ۱۴۷۰ ژئوپتانسیل متر بر روی جنوب غرب ایران و عراق استقرار یافته است (شکل ۷ الف). با توجه به نقشه بارش، پهنه دریافت بارش محدود به جنوب غرب (۳۵ میلیمتر در روز) است که با محل قرارگیری چرخند در این منطقه منطبق است (شکل ۷ ب).



شکل ۷. نقشه میانگین روزانه الف) ارتفاع ژئوپتانسیل و باد در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال و ب) بارش، همزمان با روزهای استقرار واچرخند با جهت شمال غربی- جنوب شرقی.

#### • شاخص گستره تحت پوشش مراکز واچرخند

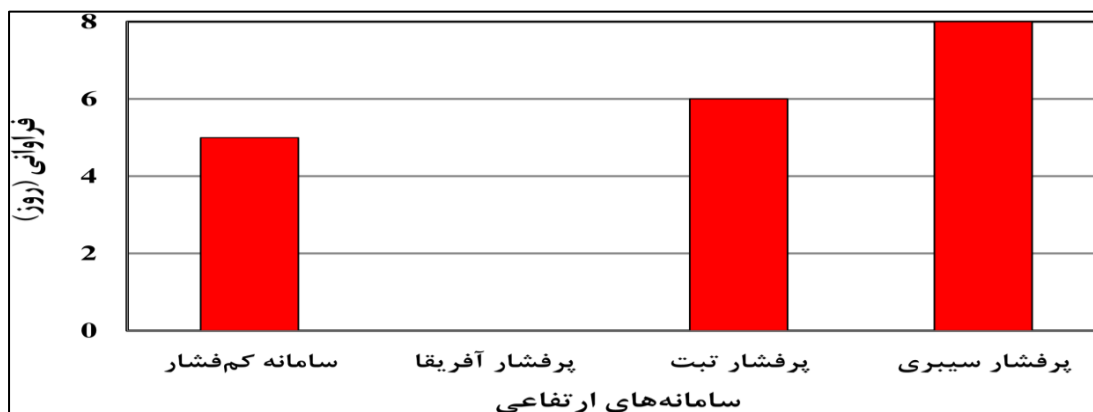
گستره تحت پوشش مراکز واچرخندی بر اساس حد نهایی گسترش زبانه آن مشخص شده است. میزان گستردگی مراکز، قرارگیری آنها در پهنه های خشکی و یا آبی، اثر بسیار مهمی در پراکنش و توزیع مکانی بارش دارند. مکان گزینی مراکز واچرخندی ارتباط نزدیکی با امواج بزرگ مقیاس بادهای غربی، شرایط توپوگرافی و پراکنش آب و خشکی ها دارد. بیشینه فراوانی حد گسترش مراکز واچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال، در ارتباط با روزهای دارای بارش بیش از ۳۰ میلیمتر، با فراوانی ۸ روز مربوط به محدوده دریای عرب- پاکستان- هند است. پس از آن با فراوانی ۵ روز در محدوده دریای عرب- عربستان مشاهده شد. در هر دو محدوده دریای عرب و به طور مشترک محدوده دریای عرب- جنوب عربستان- جنوب شرق ایران- پاکستان- هند با فراوانی ۴ روز و در محدوده عربستان- ایران با فراوانی ۲ روز است (شکل ۸).



شکل ۸. نمودار فرآوانی حد گستردگی مراکز و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال.

#### • شاخص ارتباط با سایر سامانه‌های جوی

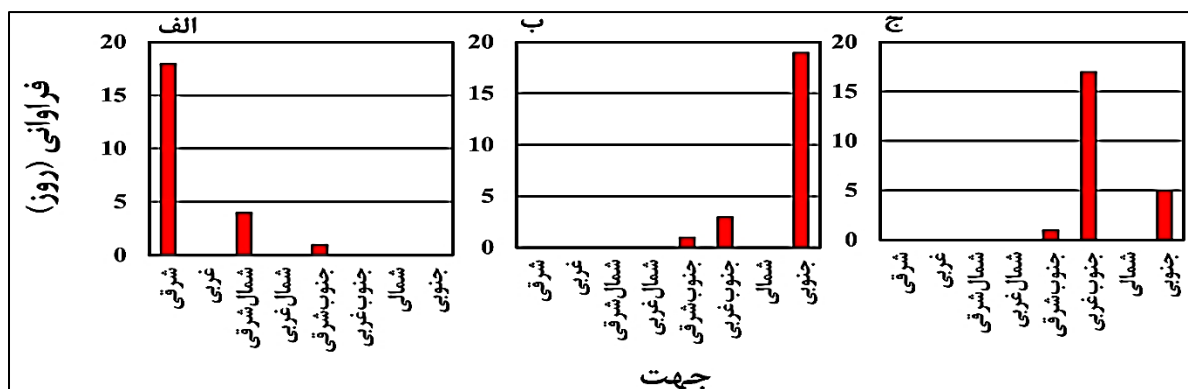
مراکز و اچرخندی بر اساس موقعیت قرارگیری و حد گسترش، می‌توانند به صورت مستقل یا ادغام شده با سایر سامانه‌های جوی، در تعامل باشند. در واقع در برخی روزها، زبانه‌های گسترش یافته از پرفشار تبت و سیبری در دوره سرد سال از جانب شرق و شمال شرق به ایران وارد می‌شوند. گاهی این زبانه‌ها تا دریای عمان گسترش می‌یابد و با زبانه‌های و اچرخند عربستان ادغام می‌گردد. بر اساس شکل ۹ و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال، ۸ روز با پرفشار سیبری، ۶ روز با پرفشار تبت ادغام و ۵ روز با سامانه کم فشاری در تعامل قرار گرفته است. این و اچرخند ۴ روز به صورت مستقل فعالیت داشته است.



شکل ۹. نمودار فرآوانی ارتباط مراکز و اچرخند عربستان با سایر سامانه‌های گردشی در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال.

#### • شاخص الگوی جریان باد در جنوب، غرب و شمال و اچرخند

شکل ۱۰ الگوی جریان باد در جنوب، غرب و شمال مراکز و اچرخندی در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال را نشان می‌دهد. با توجه به الگوی جریان سوی حاکم بر مراکز و اچرخندی، بیشترین فرآوانی الگوی جریان در جنوب این مراکز شرقی است. سپس جهت‌های شمال شرقی و جنوب شرقی به ترتیب با فرآوانی ۴ و ۱ مورد قرار دارند (شکل ۱۰ الف). الگوی گردشی غالب در غرب مراکز و اچرخندی با فرآوانی ۱۹ مورد جهت جنوبی و ۳ مورد جهت جنوب‌غربی است (شکل ۱۰ ب). جریان‌های جنوب‌غربی با فرآوانی ۱۷ مورد و جنوبی با فرآوانی ۵ مورد از جمله جهت غالب در شمال مراکز و اچرخندی است که با توجه به نحوه گردش و اچرخند در الگوی گردش جو قابل توجه است (شکل ۱۰ ج).



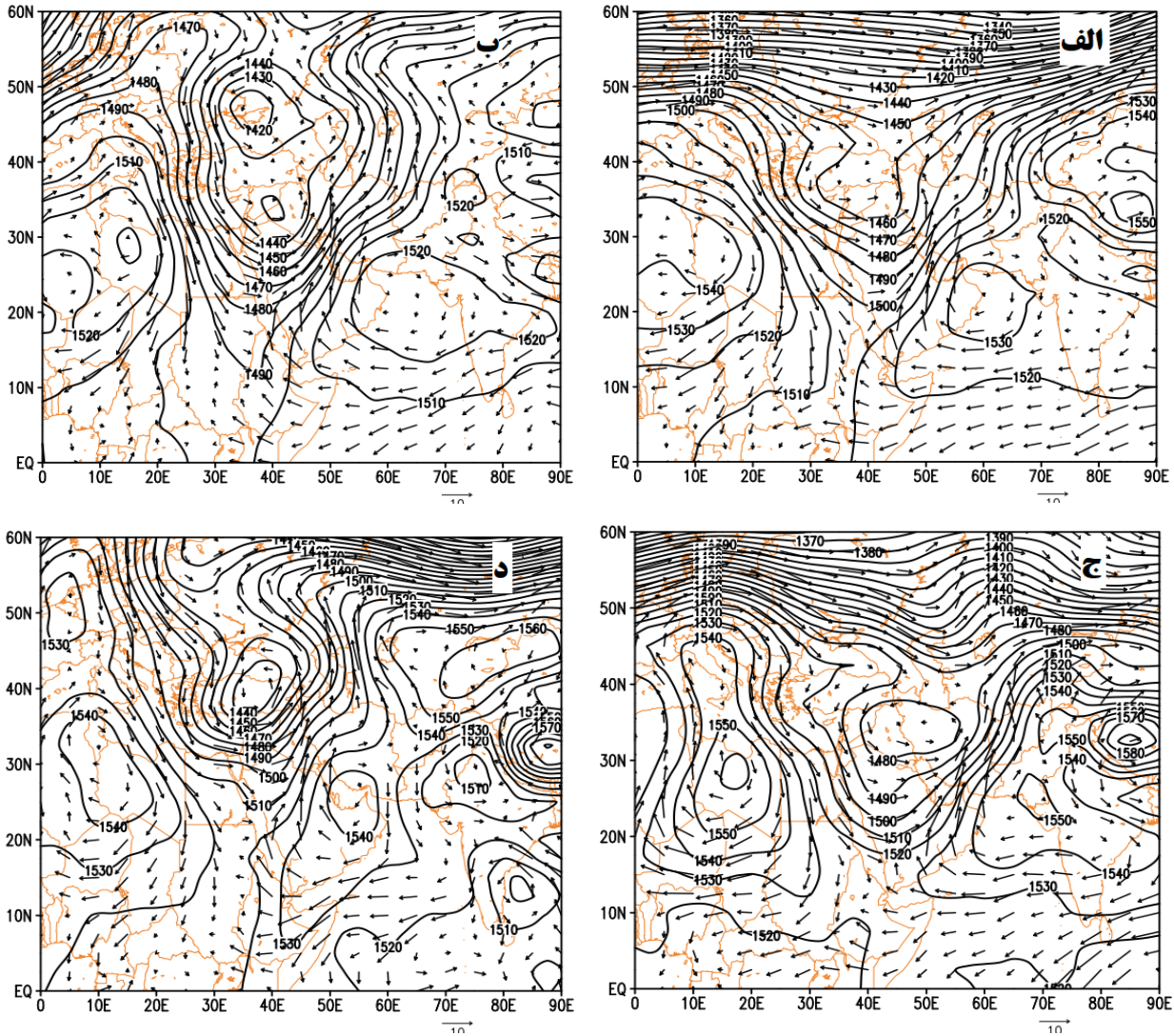
شکل ۱۰. نمودار فراوانی الگوی غالب جریان باد در الف) جنوب، ب) غرب و ج) شمال مراکز و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال.

#### • ارتباط تمرکز مکانی بارش و موقعیت قرارگیری مراکز و اچرخند

با توجه به موقعیت قرارگیری مراکز و اچرخندی و ارتباط آن با سایر سامانه گردشی در جهت تقویت فرایند ناپایداری، پهنه دریافتی بارش گسترده ولیکن تمرکز مکانی بارش در محدوده خاصی از ایران است. شکل ۱۱ نمودار تمرکز مکانی بارش را بر اساس موقعیت قرارگیری و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در روزهای دارای بارش سنگین نمایش می‌دهد. بیشترین مقدار بارش همزمان با این روزها در محدوده جنوب غرب ایران رخ می‌دهد. سپس غرب و جنوب ایران بیشترین مقادیر بارش را دریافت نموده‌اند. شکل ۱۲ نمایانگر الگوی گردشی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال همزمان با تمرکز مکانی بارش در جنوب غرب، غرب، جنوب و شمال غرب ایران است.



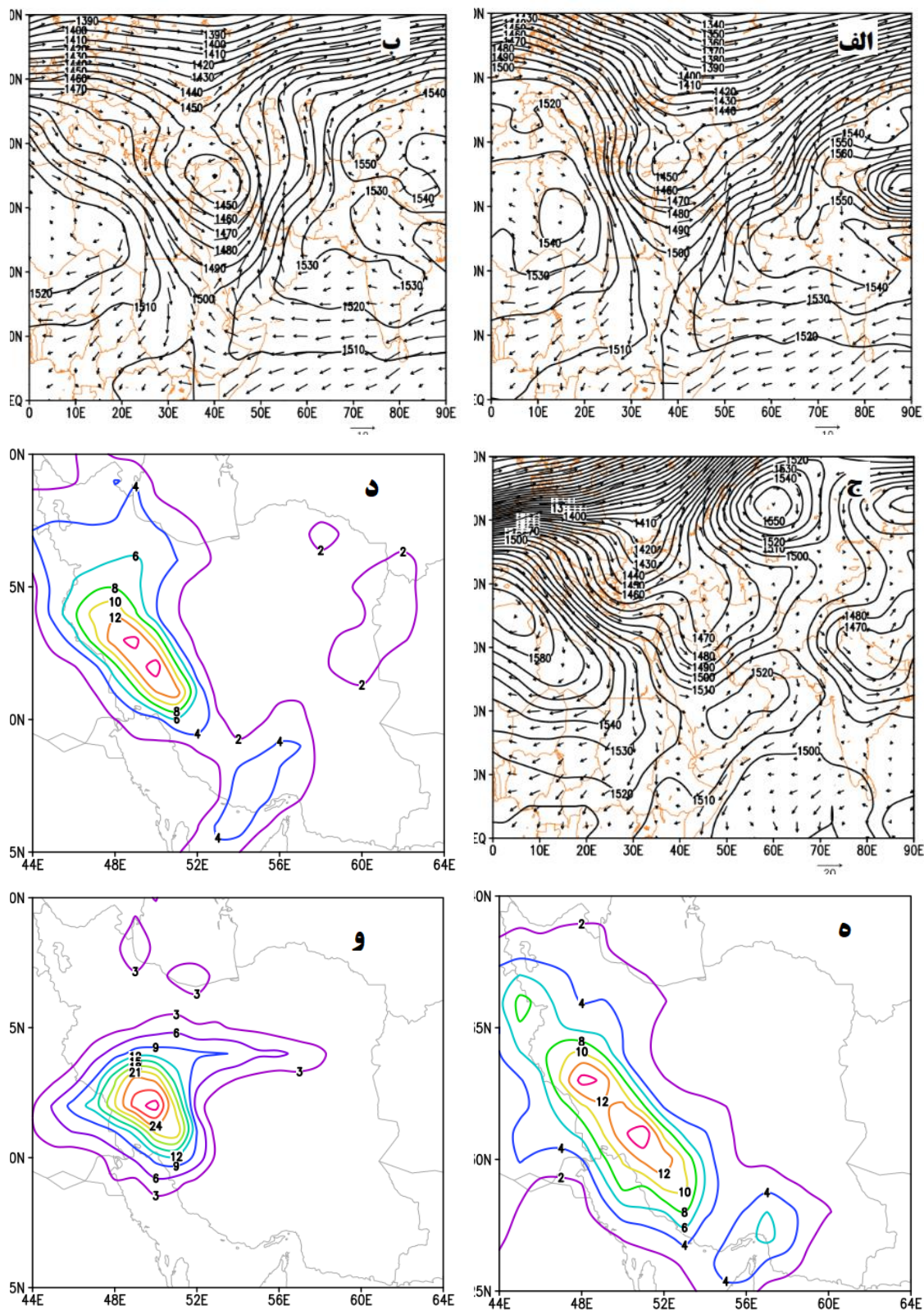
شکل ۱۱. نمودار فراوانی تمرکز مکانی بارش بر اساس موقعیت قرارگیری مراکز و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال.

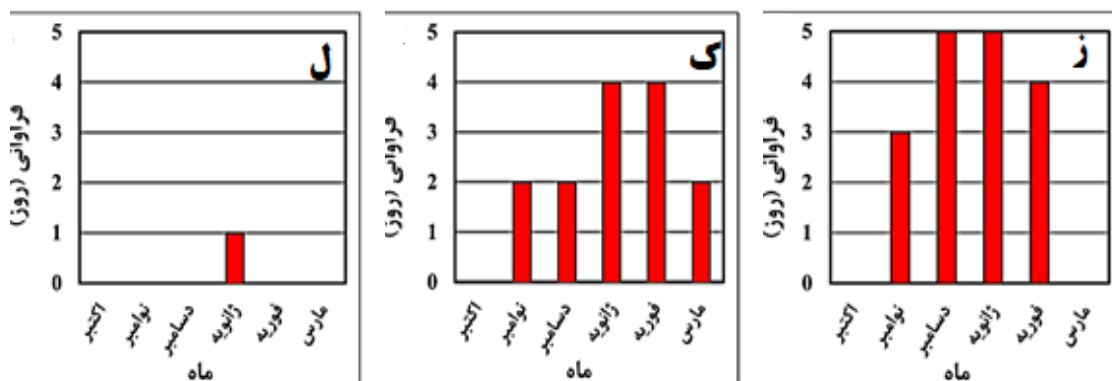


شکل ۱۲. نقشه الگوی گردشی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال همزمان با تمرکز مکانی بارش در الف) جنوب غرب، ب) غرب، ج) جنوب و د) شمال غرب ایران.

• ارتباط تمرکز مکانی بارش و تعامل مراکز واچرخند با سایر سامانه‌های جوی

از مجموع ۵۵ روز بارش سنگین، ۳۲ روز سلول واچرخند عربستان مشاهده نشد، بلکه زبانه‌های مراکز پرفشار بر روی تبت، سیبری و آفریقا از مسیر شرق، شمال شرق و جنوب غرب به سمت منطقه مطالعاتی گسترش یافته و یا زبانه‌های حاصل از واچرخند ادغام شده است. از این میان ۱۷ روز زبانه تبت، ۱۴ روز زبانه سیبری و ۱ روز زبانه آفریقا مشاهده شد. مطابق شکل ۱۳ زبانه تبت در ماه‌های دسامبر و ژانویه (شکل ۱۳ز)، زبانه سیبری در ماه‌های ژانویه و فوریه (شکل ۱۳ک) و زبانه آفریقا در ماه ژانویه (شکل ۱۳ل) بیشترین فراوانی وقوع را داشته‌اند. الگوی گردشی همزمان با گسترش زبانه تبت سبب رخداد بارش در نیمه غربی، جنوب و شرق ایران شده است (شکل ۱۳الف). در زمان گسترش زبانه سیبری بارش‌ها در نیمه غربی و جنوب ایران متمرکز است (شکل ۱۳ب). هنگام گسترش زبانه آفریقا تمرکز بارش‌ها در جنوب غرب ایران است (شکل ۱۳ج).





شکل ۱۳. نقشه میانگین روزانه ارتفاع ژئوپتانسیل و باد (الف، ب، ج)، بارش (د، ه، و) و نمودار فرآوانی ماهانه زبانه‌های مراکز ارتفاعی (ز، ک، ل) همزمان با گسترش زبانه‌های تبت (ستون اول)، سیبری (ستون دوم) و آفریقا (ستون سوم) در تراز ۸۵۰ ه.پ.

### نتیجه گیری

در این پژوهش سعی شد تا ارتباط بین نقش ویژگی‌های ظاهری، تکوینی، موقعیتی و سازوکاری و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال با الگوی مکانی و زمانی رخداد بارش‌های سنگین، بر روی ایران مورد بررسی قرار گیرد. از مجموع ۵۵ روز منتخب، و اچرخند ۲۳ روز به صورت مرکز مستقل و ۳۲ روز به صورت ادغام شده با زبانه پرفشارهای اطراف (۱۷ روز زبانه پرفشار تبت، ۱۴ روز زبانه پرفشار سیبری و ۱ روز هم زبانه پرفشار آفریقا)، دیده شد. زبانه تبت در دسامبر و ژانویه، زبانه سیبری در ژانویه و فوریه و زبانه آفریقا در ماه ژانویه بیشترین فرآوانی وقوع را داشته‌اند.

موقعیت استقرار مراکز و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال محدوده طول جغرافیایی ۵۰ تا ۷۴ درجه شرقی را در بر گرفته ولی کیانی پور (۱۳۷۹) بر نوسان و اچرخند در امتداد عرض جغرافیایی از شاخ آفریقا تا خلیج فارس تاکید داشته است. بیشترین فرآوانی تمرکز مراکز و اچرخند در دو محدوده جنوب شرق شبه جزیره عربستان و دریای عرب بوده و بیشترین فرآوانی ماهانه در ماه‌های ژانویه و مارس (۳۰ درصد) بوده است.

و اچرخند بیشتر شرقی- غربی (۱۰ مرکز) و شمال شرقی- جنوب غربی (۶ مرکز) بوده، و حد نهایی گسترش، بیشینه فرآوانی این مراکز بر روی دریای عرب، پاکستان، هند (۸ روز) و دریای عرب و عربستان (۵ روز) بوده است. فرآوانی بیشتر شرقی- غربی مراکز و اچرخند عربستان با نتایج مطالعه جهان بخشی (۱۳۸۷) و سلیقه و صادقی نیا (۱۳۸۸) انطباق دارد. در تحقیقات قبلی بیشتر به اندرکنش سامانه سودانی با کم فشار مدیترانه ای در ریزش بارش‌های سنگین پرداخته شده است (احمدی و علیجانی، ۱۳۹۳؛ بلیانی و سلیقه ۱۳۹۵؛ لشکری و اسفندیاری، ۱۴۰۰) اما در بررسی های مشخص شد و اچرخند عربستان در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال ۸ روز با پرفشار سیبری، ۶ روز با پرفشار تبت و ۵ روز با سامانه کم فشار فعال بر روی ایران در تعامل قرار گرفته و تنها در ۴ روز به صورت مستقل فعالیت داشته است.

به طور کلی زمانی که مراکز و اچرخندی به صورت شمال شرقی- جنوب غربی گسترش می‌یابند و بر روی دریای عرب و جنوب شرق شبه جزیره عربستان مستقر می‌شوند، جریان و اچرخندی رطوبت و گرمای عرض‌های پایین را به داخل یال شرقی ناوه انتقال و در بستر ناوه به نیمه غربی ایران فرارفت می‌دهد و منجر به تمرکز بارش در جنوب غرب می‌شود. اما هنگامی که مرکز و اچرخند به صورت شرقی- غربی و بر روی دریای عرب، عمان، جنوب پاکستان و شرق شبه جزیره هند گسترش می‌یابد ناوه ارتفاعی نیز عمیق تر شده لذا ناپایداری بسیار شدید همراه با فرارفت مناسب رطوبت از طریق ناوه مذکور منجر به گسترش پهنه دریافت بارش در گستره‌ای از غرب، جنوب غرب، جنوب، و مرکز با تمرکز اصلی بارش غرب ایران شده است که شمسی پور و همکاران، (۱۳۹۷؛ لشکری و اسفندیاری، ۱۴۰۰؛ Ghavidel and Jafari, ۲۰۲۰) نیز

به فرارفت رطوبت در بارش‌های شدید اشاره داشته‌اند. گسترش شرقی- غربی و اچرخند و استقرار بر روی دریای عرب و عمان، جنوب پاکستان و شرق شبه جزیره هند مناسب‌ترین شرایط برای دریافت بارش سنگین در ایران است. از سویی دیگر مادامی که و اچرخند عربستان با زبانه‌های پرفشار سیبری و تبت تلفیق شده باشد گستره بارش‌ها در ایران افزایش اما زمانی که با زبانه‌های پرفشار آفریقا تلفیق گردد پهنه بارش‌ها کاهش اما شدت آن‌ها افزایش می‌یابد. بخشی از نتایج در مطالعات گذشته در رابطه با نقش و اچرخند عربستان بر انتقال رطوبت به سامانه‌های بارشی عبوری از ایران و افزایش مقادیر بارش‌های دریافتی آن، اشاره گردیده بوده است (لشکری، ۱۳۸۲؛ جهان بخشی، ۱۳۸۷؛ لشکری و محمدی، ۱۳۹۴؛ لشکری و همکاران، ۱۳۹۵ و ۱۳۹۶؛ کریمی و همکاران، ۱۳۹۵؛ کریمی و همکاران، ۱۳۹۸؛ جعفری و لشکری، ۱۴۰۰؛ Raziei et al., ۲۰۱۸; Lashkari and Mohammadi).

### منابع

- احمدی، محمود و فرزانه جعفری. ۱۳۹۷. مسیریابی کامل و تحلیل سینوپتیک یک نمونه مطالعاتی از سامانه های منجر به بارش های سنگین بیش از ۵۰ میلیمتر در جنوب ایران. *تحلیل فضایی مخاطرات محیطی*، ۵ (۳): ۸۳-۱۰۲.
- احمدی، اسماعیل و بهلول علیجانی. ۱۳۹۳. شناسایی الگوهای همدیدی بارش های سنگین ساحل شمالی خلیج فارس. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۴۶ (۳): ۲۷۵-۲۹۶.
- براتی، غلامرضا؛ جواد بداق جمالی و ناصر ملکی. ۱۳۹۱. نقش و اچرخندها در رخداد بارش های سنگین دهه اخیر غرب ایران. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۴۴ (۲): ۸۵-۹۸.
- بلیانی، سعید و محمد سلیقه. ۱۳۹۵. تحلیل واستخراج الگوهای جوی منجر به بارش های سنگین روزانه منطقه شمالی خلیج فارس مورد مطالعه: حوضه های آبریز حله و مند. *تحلیل فضایی مخاطرات محیطی*، ۳ (۲): ۷۹-۹۸.
- حجازی زاده، زهرا؛ امیرحسین حلبیان؛ علیرضا کربلایی درئی و میثم طولابی نژاد. ۱۳۹۹. واکاوی تغییرات مقادیر حدی بارش در گستره ی ایران زمین. *مخاطرات محیط طبیعی*، ۹ (۲۳): ۱۳۵-۱۵۰.
- جعفری، مهناز و حسن لشکری. ۱۴۰۰. الگوهای همدید تعیین کننده مسیر حرکت سامانه‌های بارشی با منشاء سودانی. *تحلیل فضایی مخاطرات محیطی*، ۱: ۷۸-۵۵.
- جهان بخشی، مریم. ۱۳۸۷. *تحلیل همدیدی ارتباط پرفشار جنب‌حاره‌ای عربستان با بارش‌های جنوب و جنوب‌غرب ایران*. پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه شهید بهشتی.
- حلبیان، امیرحسین و مهران شبانکاری. ۱۳۹۳. بررسی ارتباط بین نوسان بارش در سواحل جنوبی دریای خزر و تغییرات فشار تراز دریا. *تحقیقات جغرافیایی*، ۲: ۱۳۴-۱۲۳.
- خوش اخلاق، فرامرز؛ قاسم عزیزی و مجتبی رحیمی. ۱۳۹۱. الگوهای همدید خشکسالی و ترسالی زمستانه در جنوب‌غرب ایران. *تحقیقات کاربردی علوم جغرافیایی*، ۲۵: ۷۷-۵۷.
- درخشان، مهسا. ۱۳۸۷. *مطالعه موردی نقش دریای خزر در دینامیک و تغذیه رطوبتی سامانه‌های جوی موثر بر سواحل جنوبی آن*. پایان‌نامه کارشناسی ارشد، موسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران.
- ذکی زاده میر، بهروز؛ محمد سلیقه؛ محمدحسین ناصرزاده و مهری اکبری. ۱۳۹۷. تحلیل آماری و سینوپتیکی موثرترین الگوی رودباد ایجاد کننده بارش های سنگین ایران. *مخاطرات محیط طبیعی*، ۷ (۱۵): ۳۱-۴۸.
- سلیقه، محمد و علیرضا صادقی نیا. ۱۳۸۸. بررسی تغییرات مکانی پرفشار جنب‌حاره در بارش‌های تابستانه نیمه جنوبی ایران. *جغرافیا و توسعه*، ۱۷: ۹۸-۸۳.



- شبانکاری، مهران و امیرحسین حلبیان. ۱۳۹۲. تحلیل رفتار زمانی و مکانی پرفشار سیبری در سطح ۱۰۰۰ هکتوپاسکال. تحقیقات جغرافیایی، ۴: ۶۷-۸۲.
- شمسی پور، علی اکبر؛ سیفاله کاکلی؛ ایوب جعفری و سیدمیثم جاسمی. ۱۳۹۷. واکاوی همدیدی-ترمودینامیکی بارش‌های سنگین غرب و جنوب غرب ایران (مطالعه موردی ۱۲ تا ۱۵ آوریل ۲۰۱۶). *جغرافیا و برنامه ریزی*، ۲۲ (۶۴): ۱۴۹-۱۶۷.
- کاویانی، محمدرضا؛ ابوالفضل مسعودیان و مهران شبانکاری. ۱۳۸۶. شناسایی رفتار زمانی-مکانی پرفشار سیبری در تراز دریا. *تحقیقات جغرافیایی*، ۴: ۲۷-۴۸.
- کریمی، مصطفی. ۱۳۸۶. *تحلیل منابع رطوبتی بارش‌های ایران*. رساله دکتری اقلیم‌شناسی، دانشگاه تربیت مدرس تهران.
- کریمی، مصطفی؛ فرامرز خوش اخلاق؛ سعید بازگیر و مهناز جعفری. ۱۳۹۵. نقش گردش وردسپهر زیرین پرفشار عربستان در بارش ایران. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۴: ۵۸۷-۵۶۹.
- کریمی، مصطفی؛ فرامرز خوش اخلاق؛ علی اکبر شمسی پور و فهیمه نوروزی. ۱۳۹۸. الگوهای گردشی پر ارتفاع جنب‌حاره‌های عربستان در تراز میانی و ارتباط آن با بارش ایران. *جغرافیا و برنامه ریزی*، ۶۹: ۲۵۵-۲۳۳.
- کیانی پور، منیژه. ۱۳۷۹. بررسی همدیدی پدیده النینو و ارتباط آن با ناهنجاری بارش‌های جنوب و جنوب غرب کشور. پایان‌نامه کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت مدرس.
- گل محمدیان، حدیث. ۱۳۹۳. بررسی نوسان اقلیم در استان فارس با استفاده از جابه‌جایی نصف‌النهاری نوار پرارتفاع جنب گرمسیری. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۱: ۱۳۶-۱۲۳.
- لشکری، حسن. ۱۳۸۲. مکانیسم تکوین، تقویت و توسعه مرکز کم فشار سودان و نقش آن بر روی بارش‌های جنوب و جنوب غرب ایران. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۴۶: ۱۸-۱.
- لشکری، حسن و ندا اسفندیاری. ۱۴۰۰. الگوهای همدیدی و ترمودینامیکی رودخانه‌های جوی منجر به بارش سنگین دوره سرد کشور ایران. *مخاطرات محیط طبیعی*، ۱۰ (۲۹): ۱۲۵-۱۴۴.
- لشکری، حسن و زهرا یارمرادی. ۱۳۹۳. تحلیل همدیدی موقعیت استقرار پرفشار سیبری و مسیرهای ورودی آن به کشور ایران در فصل سرد سال. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۴: ۲۱۸-۱۹۹.
- لشکری، حسن و زینب محمدی. ۱۳۹۴. اثر موقعیت استقرار پرفشار جنب‌حاره‌ای عربستان بر سامانه‌های بارشی در جنوب و جنوب غرب ایران. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۱: ۹۰-۷۳.
- لشکری، حسن؛ علی اکبر متکان؛ مجید آزادی و زینب محمدی. ۱۳۹۵. تحلیل همدیدی نقش پرفشار جنب‌حاره‌ای عربستان و رودباد جنب‌حاره‌ای در کوتاه‌ترین طول دوره بارشی جنوب و جنوب غرب ایران. *علوم محیطی*، ۴: ۷۴-۵۹.
- لشکری، حسن؛ علی اکبر متکان؛ مجید آزادی و زینب محمدی. ۱۳۹۶. تحلیل همدیدی نقش پرفشار جنب‌حاره‌ای عربستان و رودباد جنب‌حاره‌ای در خشکسالی‌های شدید جنوب و جنوب غرب ایران. *پژوهش‌های دانش زمین*، ۳۰: ۱۶۳-۱۴۱.
- محمدی، بختیار. ۱۳۹۲. تحلیل روند سالانه آستانه بارش‌های سنگین ایران، تحقیقات جغرافیایی، ۲۸ (۱): ۱۶۳-۱۷۶.
- محمدی، حسین؛ ابراهیم فتاحی؛ علی اکبر شمسی پور و مهری اکبری. ۱۳۹۱. تحلیل دینامیکی سامانه‌های سودانی و رخداد بارش سنگین در جنوب غرب ایران. *تحقیقات کاربردی علوم جغرافیایی*، ۲۴: ۲۴-۷.
- محمدی، زینب و حسن لشکری. ۱۳۹۷. نقش جابجایی مکانی پرفشار عربستان و رودباد جنب‌حاره‌ای در الگوهای همدیدی و ترمودینامیکی ترسالی‌های شدید جنوب و جنوب غرب ایران. *پژوهش‌های جغرافیای طبیعی*، ۳: ۵۰۹-۴۹۱.
- مصطفائی، حسن؛ علیجانی بهلول و محمد سلیقه. ۱۳۹۴. تحلیل سینوپتیکی بارش‌های شدید و فراگیر در ایران. *تحلیل فضایی مخاطرات محیطی*، ۲ (۴): ۶۵-۷۶.

- مفیدی، عباس و آذر زرین. ۱۳۸۵. تحلیلی بر ماهیت و ساختار مراکز پرفشار و کم فشار «قسمت دوم». رشد آموزش زمین شناسی، ۴۷: ۶۱-۵۳.
- موقری، علیرضا و محمود خسروی. ۱۳۹۳. بررسی رابطه سامانه کم فشار سودانی و بارش دهم اردیبهشت ماه ۱۳۸۳ در استان کرمانشاه. *مخاطرات محیط طبیعی*، ۴: ۸۰-۶۱.
- میریان، مینا؛ مصطفی کرمپور؛ محمد مرادی و هوشنگ قائمی. ۱۳۹۹. شناخت الگوهای دینامیکی و ترمودینامیکی بارش های سنگین فراگیر زمستانه ایران در بازه زمانی ۱۹۶۰-۲۰۱۰ (مطالعه موردی بارش سنگین فراگیر ۱۹۷۴/۱۲/۰۵). *پژوهش های جغرافیایی طبیعی*، ۵۲ (۱): ۹۵-۱۱۱.
- یوسفی، حسن و قاسم عزیزی. ۱۳۸۴. زمانیابی ورود پرفشار سبیری به سواحل جنوبی دریای خزر. *مدرس علوم انسانی*، ۴: ۲۱۳-۱۹۳.
- Alizadeh, C. O., and M. S. Najafi. ۲۰۱۸. Extreme weather events in Iran under a changing climate. *Climate Dyn*, ۵۰: ۲۴۹-۲۶۰. [Doi.org/10.1007/s00382-017-3602-4](https://doi.org/10.1007/s00382-017-3602-4)
- Almazroui, M.; S. Kamil; K. Ammar; K. Keay, and A. O. Alamoudi. ۲۰۱۶. Climatology of ۵۰۰-Hpa Mediterranean storms associated with Saudi Arabia wet season precipitation. *Climate Dyn*, ۴۷: ۳۰۲۹-۳۰۴۲. [Doi.org/10.1007/s00382-016-3011-0](https://doi.org/10.1007/s00382-016-3011-0)
- Chang, C. P., and M. M. Lu. ۲۰۱۲. Intraseasonal Predictability of Siberian High and East Asian Winter Monsoon and Its Interdecadal Variability. *Journal of Climate*, ۲۵: ۱۷۷۳-۱۷۷۸. [Doi.org/10.1175/JCLI-D-11-00500.1](https://doi.org/10.1175/JCLI-D-11-00500.1)
- Davis, R. E.; B. P. Hayden; D. A. Gay; W. L. Phillips, and G.V. Jones. ۱۹۹۷. The North Atlantic Subtropical Anticyclone. *Journal of Climate*, ۱۰: ۷۲۸-۷۴۴. [Doi.org/10.1175/1052-0442\(1997\)10<0728:TNASA>2.0.CO;2](https://doi.org/10.1175/1052-0442(1997)10<0728:TNASA>2.0.CO;2)
- Ghanghermeh, A. A.; Gh. R. Roshan, and E. Shahkooeei. ۲۰۱۵. Evaluation of The Effect of Siberia's High Pressure Extension on Daily Minimum Temperature Changes in Iran. *Modeling Earth Systems and Environment*, ۱: ۱-۱۵. [Doi.org/10.1007/s40808-015-0020-7](https://doi.org/10.1007/s40808-015-0020-7)
- Ghavidel, R.Y., and F. Jafari. ۲۰۲۰. Synoptic analysis of unexampled super-heavy rainfall on April ۱۲ ۲۰۱۹ in west of Iran. *Natural Hazards*, ۱۰۴: ۱۵۶۷-۱۵۸۰. [Doi.org/10.1007/s11069-020-04232-0](https://doi.org/10.1007/s11069-020-04232-0)
- Iqbal, M. J.; S. M. F. Riaz, and B. M. Ghauri. ۲۰۱۲. Impact of Siberian High on rainfall variability over Northern part of Indo-Pak region. *Arabian Journal of Geosciences*, ۳۰۸۷-۳۰۹۲. [DOI 10.1007/s12517-012-0598-2](https://doi.org/10.1007/s12517-012-0598-2)
- Lashkari, H., and Z. Mohammadi. ۲۰۱۸. Study on the role of annual movements of Arabian subtropical high pressure in the late start of precipitation in southern and southwestern Iran. *Theoretical and Applied Climatology*, ۱۳۷: ۲۰۶۹-۲۰۷۶. [Doi.org/10.1007/s00704-018-22716-x](https://doi.org/10.1007/s00704-018-22716-x)
- Lashkari, H., and M. Jafari. ۲۰۲۱. The role of spatial displacement of Arabian subtropical high pressure in the annual displacement of the ITCZ in East Africa. *Theoretical and Applied Climatology*, ۱۴۳: ۱۵۴۳-۱۵۵۵. [10.1007/s00704-020-03475-y](https://doi.org/10.1007/s00704-020-03475-y)
- Rashid, S.; M. J. Iqbal, and M. A. Hussain. ۲۰۱۲. Impact of North-South Shift of Azores High on Summer Precipitation over North West Europe. *International Journal of Geosciences*, ۳: ۹۹۲-۹۹۹. [10.4236/ijg.2012.325099](https://doi.org/10.4236/ijg.2012.325099)
- Raziei, T.; A. Mofidi; J. A. Santos, and I. Bordi. ۲۰۱۲. Spatial patterns and regimes of daily precipitation in Iran in relation to large-scale atmospheric circulation. *International Journal of Climatology*, ۳۲: ۱۲۲۶-۱۲۳۷. [10.1002/joc.2347](https://doi.org/10.1002/joc.2347)
- Santos, J. A.; J. Corte-Real, and S.M. Leite. ۲۰۰۵. Weather Regimes and Their Connection to the Winter Rainfall in Portugal. *International Journal of Climatology*, ۲۵: ۳۳-۵۰. [Doi.org/10.1002/joc.1101](https://doi.org/10.1002/joc.1101)
- Wu, B., and J. Wang. ۲۰۰۲. Winter Arctic Oscillation, Siberian High and East Asian Winter Monsoon. *Geophysical Research Letters*, ۲۹: ۳-۱-۳-۴. [Doi.org/10.1029/2002GL015373](https://doi.org/10.1029/2002GL015373)
- Zarrin, A.; H. Ghaemi; M. Azadi, and M. Farajzadeh. ۲۰۱۰. The Spatial Pattern of Summertime Subtropical Anticyclones over Asia and Africa: A Climatology Review. *International Journal of Climatology*, ۳۰: ۱۵۹-۱۷۳. [Doi.org/10.1002/joc.1879](https://doi.org/10.1002/joc.1879)