



۱۵۸۹۷۹ - ۲.۴.۹.۷



دانشگاه اصفهان
دانشکده ادبیات و علوم انسانی
گروه جغرافیا

پایان نامه ی کارشناسی ارشد رشته ی جغرافیای طبیعی گرایش
اقلیم شناسی

بررسی همدید کنش های چرخندی بر روی ایران در سال ۱۳۷۱

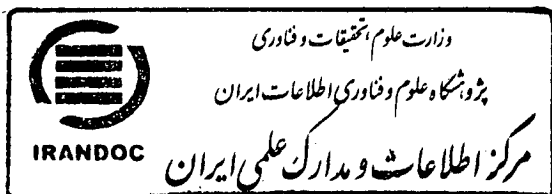
استادان راهنما:

دکتر سعید موحدی
دکتر سید ابوالفضل مسعودیان

پژوهشگر:

رضا کاوسی

دی ماه ۱۳۸۹



۱۵۸۹۷۹

۱۳۹۰/۳/۰۸

کلیه حقوق مادی مترتب بر نتایج مطالعات،
ابتکارات و نوآوری های ناشی از تحقیق
موضوع این پایان نامه متعلق به دانشگاه
اصفهان است.



دانشگاه اصفهان

دانشکده ادبیات و علوم انسانی

گروه جغرافیا

پایان نامه ی کارشناسی ارشد رشته ی جغرافیا گرایش اقلیم شناسی آقای

رضا کاوسی

تحت عنوان

بررسی همدید کنش های چرخندی بر روی ایران در سال ۱۳۷۱

در تاریخ ۲۰/۰۹/۸۹ توسط هیأت داوران زیر بررسی و با درجه عالی..... به تصویب نهایی رسید.

امضا

(۱) استاد راهنمای پایان نامه دکتر سعید موحدی با مرتبه ی علمی استادیار

امضا

(۲) استاد راهنمای پایان نامه دکتر سید ابوالفضل مسعودیان با مرتبه ی علمی دانشیار

امضا

(۳) استاد داور داخل گروه دکتر حجت اله یزدان پناه با مرتبه ی علمی استادیار

امضا

(۴) استاد داور خارج از گروه دکتر حسنعلی غیور با مرتبه ی علمی استاد

امضای مدیر گروه

پاس گذاری

خداوند را سپاس میگویم که به من فرصت داد تا عمر خود را در راه تحصیل علم و دانش سپری کنم و همواره استادانی دلسوز و فرزانه بر سر راهم قرار داد تا در این راه دراز و بی پایان علم جویی، راهنمای راهم و مسکین آتش سیری نپذیرم باشند. به امید آنکه به یاد خورشید تابان راهم، شمع کوچکی بر سر راه تشنگان دیگر باشم.

باشکراز:

خورشیدتابان زندگیم

مادرم

مایه پرفروغ زندگیم

پدرم

راههای دلسوز و فرزانه، مشوق راه علم

استاد ارجمند

دکتر مسعودیان و دکتر موحدی

و همه کسانی که از گذشته تا کنون، مراد راه رسیدن به ابدانم یاری نموده اند

چکیده:

کشور ایران به جهت قرار گیری بر روی کمربند بیابانی نیمکره شمالی، آب و هوای خشک و بیابانی بر قسمت های زیادی از آن مستولی است. به دلیل همین موقعیت جغرافیایی ریزش های جوی در حیات و زندگی انسانی و جانوری آن نقش بسیار مهمی دارد و با توجه به این که منابع رطوبتی کشور در خارج از آن قرار دارد و این ریزش های جوی از سالی به سال دیگر نوسان دارند نقش سامانه های باران زا پررنگ تر می شود. یکی از مکانیسم های مهمی که باعث ایجاد ناپایداری و تراکم می شود چرخندها می باشد. به همین جهت شناخت مراکز چرخندی و چرخندزایی می تواند در مطالعات محیطی، برنامه ریزی و مدیریت منابع آب و بلایای طبیعی، پیش بینی های جوی و توسعه اجتماعی اقتصادی کشور بسیار مهم و ضروری می باشد. به همین منظور برای شناسایی و جایابی کنش های چرخندی از داده های بازکافت شده ارتفاع ژئوپتانسیل NCEP/NCAR با تفکیک زمانی ۶ ساعته (۰۰، ۰۶، ۱۲، ۱۸ زولو) و تفکیک مکانی ۲/۵×۲/۵ درجه برای سال ۱۳۷۱ شمسی (۹۳-۱۹۹۲ میلادی) استفاده شده است. برای شناسایی چرخندها در ۶ تراز ۱۰۰۰، ۹۲۵، ۸۵۰، ۷۰۰، ۶۰۰ hpa دو شرط در نظر گرفته شده است که عبارت اند از: ۱- ارتفاع ژئوپتانسیل یاخته مورد بررسی نسبت به هر ۸ همسایه پیرامونش کمینه باشد. ۲- بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر روی کرنل مورد بررسی برابر یا بیشتر از ۱۰۰ متر بر ۱۰۰۰ کیلومتر باشد. در این پژوهش ابتدا مراکز چرخندی با توجه به شروطی که در نظر گرفته شده است شناسایی و سپس نقشه های ماهانه، فصلی و سالانه ترسیم و مورد واکاوی قرار گرفته اند. با توجه به محاسبات انجام شده مشخص گردید که بیشینه درصد فراوانی چرخندها در ۹ ماه اول سال در تراز ۵۰۰ hpa و در سه ماه زمستان در تراز ۱۰۰۰ hpa و کمینه آنها در دو تراز ۸۵۰ و ۷۰۰ hpa رخ داده است. همچنین مراکز چرخندزایی که چرخندهای آنها کشور ایران را تحت تأثیر قرار می دهند شامل منطقه چرخندزایی جنوا، جنوب ایتالیا، جزایر سیسیل و ساردنی، جنوب یونان، دریای آدریاتیک، غرب اسپانیا، لیبی و الجزایر، ایسلند و پاکستان می باشد. در پایان یک رابطه همبستگی بین درصد فراوانی ماهانه چرخندها با میانگین بارش ماهانه کشور برقرار شد که نشان می دهد بیشترین همبستگی در تراز ۱۰۰۰ hpa وجود دارد و در ترازهای دیگر مقدار همبستگی کاهش می یابد. در کل می توان گفت که بین درصد فراوانی چرخندها با میانگین بارش کشور رابطه همبستگی مثبت وجود دارد.

کلید واژه ها: اقلیم شناسی همدید، چرخند، رویکرد گردشی به محیطی، ارتفاع ژئوپتانسیل.

فهرست مطالب

صفحه

عنوان

فصل اول: کلیات تحقیق

- ۱-۱ مقدمه ۱
- ۲-۱ شرح و بیان مسأله ۳
- ۳-۱ اهمیت و ارزش تحقیق ۶
- ۴-۱ اهداف تحقیق ۶
- ۵-۱ فرضیات و پرسشها ۷
- ۶-۱ روش تحقیق و مراحل آن ۷

فصل دوم: پیشینه و ادبیات تحقیق

- ۱-۲ مقدمه ۸
- ۲-۲ مطالعات همدید خارج از کشور ۹
- ۳-۲ مطالعات همدید داخل کشور ۲۰

فصل سوم: داده ها و روش شناسی

- ۱-۳ داده ها ۲۳
- ۲-۳ روش شناسی ۲۳
- ۳-۳ نمونه عددی ۳۱

فصل چهارم: واکاوی همدید نقشه ها در ترازهای مورد مطالعه

- ۱-۴ مقدمه ۳۳
- ۲-۴ واکاوی نقشه های ماهانه مراکز چرخندی در تراز های مورد مطالعه ۳۴
- ۱-۲-۴ واکاوی نقشه های فروردین در ترازهای مورد مطالعه ۳۴
- ۲-۲-۴ واکاوی نقشه های اردیبهشت در ترازهای مورد مطالعه ۳۸
- ۳-۲-۴ واکاوی نقشه های خرداد در ترازهای مورد مطالعه ۴۳
- ۴-۲-۴ واکاوی نقشه های تیر در ترازهای مورد مطالعه ۴۷
- ۵-۲-۴ واکاوی نقشه های مرداد در ترازهای مورد مطالعه ۵۲
- ۶-۲-۴ واکاوی نقشه های شهریور در ترازهای مورد مطالعه ۵۶
- ۷-۲-۴ واکاوی نقشه های مهر در ترازهای مورد مطالعه ۶۰

عنوان

صفحه

۶۵.....	۴-۲-۸ واکاوی نقشه های آبان در ترازهای مورد مطالعه
۶۹.....	۴-۲-۹ واکاوی نقشه های آذر در ترازهای مورد مطالعه
۷۴.....	۴-۲-۱۰ واکاوی نقشه های دی ماه در ترازهای مورد مطالعه
۷۹.....	۴-۲-۱۱ واکاوی نقشه های بهمن در ترازهای مورد مطالعه
۸۳.....	۴-۲-۱۲ واکاوی نقشه های اسفند در ترازهای مورد مطالعه
۸۸.....	۴-۳ واکاوی نقشه های فصلی مراکز چرخندی در ترازهای مورد مطالعه
۸۸.....	۴-۳-۱ واکاوی نقشه های فصل بهار در ترازهای مورد مطالعه
۹۲.....	۴-۳-۲ واکاوی نقشه های فصل تابستان در ترازهای مورد مطالعه
۹۶.....	۴-۳-۳ واکاوی نقشه های فصل پاییز در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۰.....	۴-۳-۴ واکاوی نقشه های فصل زمستان در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۴.....	۴-۴ واکاوی نقشه های سالانه مراکز چرخندی در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۸.....	۴-۵ شدیدترین مراکز چرخندی هر تراز در سال مورد مطالعه
۱۰۹.....	۴-۶ واکاوی نمودارهای مربوط به مراکز چرخندی در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۹.....	۴-۶-۱ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۱۰۰۰ hpa
۱۱۱.....	۴-۶-۲ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۹۲۵ hpa
۱۱۳.....	۴-۶-۳ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۸۵۰ hpa
۱۱۵.....	۴-۶-۴ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۷۰۰ hpa
۱۱۷.....	۴-۶-۵ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۶۰۰ hpa
۱۱۹.....	۴-۶-۶ واکاوی نمودارهای مربوط به تراز ۵۰۰ hpa
۱۲۱.....	۴-۷ همبستگی بین درصد فراوانی چرخندها با بارش ماهانه
فصل پنجم: نتیجه گیری و آزمون فرضیات	
۱۲۳.....	۵-۱ مقدمه
۱۲۴.....	۵-۲ آزمون فرضیات
۱۲۴.....	۵-۲-۱ فرضیه اول
۱۲۴.....	۵-۲-۲ فرضیه دوم
۱۲۵.....	۵-۳ نتیجه گیری

صفحه	عنوان
۱۲۶	۴-۵ ارائه پیشنهادات
۱۲۸	منابع و مأخذ

فهرست شکل‌ها

صفحه	عنوان
۵.....	شکل (۱-۱): مقطع یک چرخند(سیکلون) در نیمکره شمالی
۲۴.....	شکل (۱-۲): رویکردهای اصلی در مطالعات همدید
۲۵.....	شکل (۲-۲): موقعیت مکانی ۱۴۸۵ یاخته ی واکاوی شده به ابعاد ۴۵×۳۳
۲۸.....	شکل (۳-۳): برنامه کامپیوتری برای جایابی چرخندها
۲۹.....	شکل (۴-۲): خروجی اول از داده ها که با کد صفر و یک مشخص شده است
۲۹.....	شکل (۵-۲): خروجی دوم داده های ارتفاع ژئوپتانسیل هر یاخته درسال ۱۳۷۱
۳۰.....	شکل (۶-۲): خروجی سوم بزرگی شیو ژئوپتانسیل هر یاخته درسال ۱۳۷۱
۳۰.....	شکل (۷-۲): خروجی چهارم موقعیت جغرافیایی یاخته ها
۳۲.....	شکل (۸-۲): موقعیت مرکز چرخندی ساعت ۰۶ روز سوم آذر ۱۳۷۱ شمسی
۳۲.....	شکل (۹-۲): موقعیت مرکز چرخندی در پنجره کرنل
۳۵.....	شکل(۱-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۱۰۰۰
۳۶.....	شکل(۲-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۹۲۵
۳۶.....	شکل(۳-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۸۵۰
۳۷.....	شکل(۴-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۷۰۰
۳۷.....	شکل(۵-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۶۰۰
۳۸.....	شکل(۶-۴): موقعیت مراکز چرخندی فروردین ماه در تراز hpa ۵۰۰
۴۰.....	شکل(۷-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۱۰۰۰
۴۱.....	شکل(۸-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۹۲۵
۴۱.....	شکل(۹-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۸۵۰
۴۱.....	شکل(۱۰-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۷۰۰
۴۲.....	شکل(۱۱-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۶۰۰
۴۲.....	شکل(۱۲-۴): موقعیت مراکز چرخندی اردیبهشت ماه در تراز hpa ۵۰۰
۴۴.....	شکل(۱۳-۴): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز hpa ۱۰۰۰
۴۵.....	شکل(۱۴-۴): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز hpa ۹۲۵
۴۵.....	شکل(۱۵-۴): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز hpa ۸۵۰

عنوان

صفحه

شکل (۴-۱۶): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۴۶
شکل (۴-۱۷): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۴۶
شکل (۴-۱۸): موقعیت مراکز چرخندی خرداد ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۴۷
شکل (۴-۱۹): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۴۹
شکل (۴-۲۰): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۴۹
شکل (۴-۲۱): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۵۰
شکل (۴-۲۲): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۵۰
شکل (۴-۲۳): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۵۱
شکل (۴-۲۴): موقعیت مراکز چرخندی تیر ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۵۱
شکل (۴-۲۵): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۵۳
شکل (۴-۲۶): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۵۴
شکل (۴-۲۷): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۵۴
شکل (۴-۲۸): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۵۵
شکل (۴-۲۹): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۵۵
شکل (۴-۳۰): موقعیت مراکز چرخندی مرداد ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۵۶
شکل (۴-۳۱): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۵۷
شکل (۴-۳۲): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۵۸
شکل (۴-۳۳): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۵۸
شکل (۴-۳۴): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۵۹
شکل (۴-۳۵): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۵۹
شکل (۴-۳۶): موقعیت مراکز چرخندی شهریور ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۶۰
شکل (۴-۳۷): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۶۲
شکل (۴-۳۸): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۶۲
شکل (۴-۳۹): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۶۳
شکل (۴-۴۰): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۶۳
شکل (۴-۴۱): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۶۴
شکل (۴-۴۲): موقعیت مراکز چرخندی مهر ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۶۴

عنوان

صفحه

شکل (۴-۴۳): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۶۶
شکل (۴-۴۴): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۶۷
شکل (۴-۴۵): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۶۷
شکل (۴-۴۶): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۶۸
شکل (۴-۴۷): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۶۸
شکل (۴-۴۸): موقعیت مراکز چرخندی آبان ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۶۹
شکل (۴-۴۹): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۷۱
شکل (۴-۵۰): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۷۲
شکل (۴-۵۱): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۷۲
شکل (۴-۵۲): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۷۳
شکل (۴-۵۳): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۷۳
شکل (۴-۵۴): موقعیت مراکز چرخندی آذر ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۷۴
شکل (۴-۵۵): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۷۶
شکل (۴-۵۶): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۷۶
شکل (۴-۵۷): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۷۷
شکل (۴-۵۸): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۷۷
شکل (۴-۵۹): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۷۸
شکل (۴-۶۰): موقعیت مراکز چرخندی دی ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۷۸
شکل (۴-۶۱): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۸۰
شکل (۴-۶۲): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۸۱
شکل (۴-۶۳): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۸۱
شکل (۴-۶۴): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۸۲
شکل (۴-۶۵): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۸۲
شکل (۴-۶۶): موقعیت مراکز چرخندی بهمن ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۸۳
شکل (۴-۶۷): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۸۵
شکل (۴-۶۸): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۹۲۵ hpa	۸۵
شکل (۴-۶۹): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۸۵۰ hpa	۸۶

عنوان

صفحه

شکل (۴-۷۰): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۷۰۰ hpa	۸۶
شکل (۴-۷۱): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۶۰۰ hpa	۸۷
شکل (۴-۷۲): موقعیت مراکز چرخندی اسفند ماه در تراز ۵۰۰ hpa	۸۷
شکل (۴-۷۳): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۱۰۰۰ hpa	۸۹
شکل (۴-۷۴): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۹۲۵ hpa	۸۹
شکل (۴-۷۵): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۸۵۰ hpa	۹۰
شکل (۴-۷۶): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۷۰۰ hpa	۹۰
شکل (۴-۷۷): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۶۰۰ hpa	۹۱
شکل (۴-۷۸): موقعیت مراکز چرخندی فصل بهار در تراز ۵۰۰ hpa	۹۱
شکل (۴-۷۹): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۱۰۰۰ hpa	۹۳
شکل (۴-۸۰): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۹۲۵ hpa	۹۳
شکل (۴-۸۱): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۸۵۰ hpa	۹۴
شکل (۴-۸۲): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۷۰۰ hpa	۹۴
شکل (۴-۸۳): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۶۰۰ hpa	۹۵
شکل (۴-۸۴): موقعیت مراکز چرخندی فصل تابستان در تراز ۵۰۰ hpa	۹۵
شکل (۴-۸۵): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۱۰۰۰ hpa	۹۷
شکل (۴-۸۶): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۹۲۵ hpa	۹۷
شکل (۴-۸۷): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۸۵۰ hpa	۹۸
شکل (۴-۸۸): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۷۰۰ hpa	۹۸
شکل (۴-۸۹): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۶۰۰ hpa	۹۹
شکل (۴-۹۰): موقعیت مراکز چرخندی فصل پاییز در تراز ۵۰۰ hpa	۹۹
شکل (۴-۹۱): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۱۰۰۰ hpa	۱۰۱
شکل (۴-۹۲): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۹۲۵ hpa	۱۰۱
شکل (۴-۹۳): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۸۵۰ hpa	۱۰۲
شکل (۴-۹۴): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۷۰۰ hpa	۱۰۲
شکل (۴-۹۵): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۶۰۰ hpa	۱۰۳
شکل (۴-۹۶): موقعیت مراکز چرخندی فصل زمستان در تراز ۵۰۰ hpa	۱۰۳

عنوان

صفحه

شکل (۴-۹۷): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۱۰۰۰ hpa	۱۰۵
شکل (۴-۹۸): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۹۲۵ hpa	۱۰۵
شکل (۴-۹۹): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۸۵۰ hpa	۱۰۶
شکل (۴-۱۰۰): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۷۰۰ hpa	۱۰۶
شکل (۴-۱۰۱): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۶۰۰ hpa	۱۰۷
شکل (۴-۱۰۲): موقعیت مراکز چرخندی سالانه در تراز ۵۰۰ hpa	۱۰۷
شکل (۴-۱۰۳) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۱۰۰۰ hpa	۱۱۰
شکل (۴-۱۰۴) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۱۰۰۰ hpa	۱۱۱
شکل (۴-۱۰۵) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۹۲۵ hpa	۱۱۲
شکل (۴-۱۰۶) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۹۲۵ hpa	۱۱۳
شکل (۴-۱۰۷) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۸۵۰ hpa	۱۱۴
شکل (۴-۱۰۸) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۸۵۰ hpa	۱۱۵
شکل (۴-۱۰۹) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۷۰۰ hpa	۱۱۶
شکل (۴-۱۱۰) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۷۰۰ hpa	۱۱۷
شکل (۴-۱۱۱) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۶۰۰ hpa	۱۱۸
شکل (۴-۱۱۲) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۶۰۰ hpa	۱۱۹
شکل (۴-۱۱۳) ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر در تراز ۵۰۰ hpa	۱۲۰
شکل (۴-۱۱۴) بزرگی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل بر حسب متر بر کیلومتر در تراز ۵۰۰ hpa	۱۲۱

فهرست جدول‌ها

صفحه	عنوان
۳۵.....	جدول (۱-۴): فراوانی چرخندها در فروردین در ترازهای مورد مطالعه
۳۹.....	جدول (۲-۴): فراوانی چرخندها در اردیبهشت در ترازهای مورد مطالعه
۴۴.....	جدول (۳-۴): فراوانی چرخندها در خرداد در ترازهای مورد مطالعه
۴۸.....	جدول (۴-۴): فراوانی چرخندها در تیر در ترازهای مورد مطالعه
۵۳.....	جدول (۵-۴): فراوانی چرخندها در مرداد در ترازهای مورد مطالعه
۵۷.....	جدول (۶-۴): فراوانی چرخندها در شهریور در ترازهای مورد مطالعه
۶۱.....	جدول (۷-۴): فراوانی چرخندها در مهر در ترازهای مورد مطالعه
۶۶.....	جدول (۸-۴): فراوانی چرخندها در آبان در ترازهای مورد مطالعه
۷۱.....	جدول (۹-۴): فراوانی چرخندها در آذر در ترازهای مورد مطالعه
۷۵.....	جدول (۱۰-۴): فراوانی چرخندها در دی در ترازهای مورد مطالعه
۸۰.....	جدول (۱۱-۴): فراوانی چرخندها در بهمن در ترازهای مورد مطالعه
۸۴.....	جدول (۱۲-۴): فراوانی چرخندها در اسفند در ترازهای مورد مطالعه
۸۸.....	جدول (۱۳-۴): فراوانی چرخندهای فصل بهار در ترازهای مورد مطالعه
۹۲.....	جدول (۱۴-۴): فراوانی چرخندهای فصل تابستان در ترازهای مورد مطالعه
۹۶.....	جدول (۱۵-۴): فراوانی چرخندهای فصل پاییز در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۰.....	جدول (۱۶-۴): فراوانی چرخندهای فصل زمستان در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۴.....	جدول (۱۷-۴): فراوانی چرخندهای فصل سالانه در ترازهای مورد مطالعه
۱۰۸.....	جدول (۱۸-۴) شدیدترین مراکز چرخندی در ترازهای مورد مطالعه
۱۲۲.....	جدول (۱۹-۴) مقدار همبستگی و r^2 در ترازهای مورد مطالعه

فصل اول

کلیات و مبانی پژوهشی

۱-۱ مقدمه

ایران سرزمین بسیار متنوعی است که این تنوع علاوه بر ویژگی های انسانی در ویژگی های طبیعی آن هم مشاهده می شود. سرزمین ایران در اثر استقرار بین سه صفحه عربستان، اوراسیا و هند به صورت یک توده برجسته درآمده است. بر اثر این شکل یابی زمین ساختی، مرزهای خارجی این سرزمین به صورت برآمده قسمت های فرو رفته مرکزی و داخلی را در میان گرفته است. مورفولوژی کلی این سرزمین در نیمه غربی برجسته، پر عارضه و بر عکس در نیمه شرقی و مرکزی کشور کم عارضه، کم ارتفاع و نسبتاً یکنواخت است. این تفاوت مهم مورفولوژیکی به همراه موقعیت عمومی جغرافیایی، یعنی قرار گیری در کمربند خشک کره زمین و قرار گرفتن منابع عمده رطوبتی در غرب آن، نقش بسیار مهمی در پدید آوردن سیمای طبیعی سرزمین ایران به شکل کنونی داشته است. در این میان بارندگی های زندگی بخش در گستره ی این فلات زمانی رخ می دهند، که دو عامل اساسی آن یعنی رطوبت و صعود وجود داشته باشد که تحقیقاً نحوه پراکنش بارش در سطح کشور، تابع نحوه و میزان فراهمی این دو عامل است.

بنابراین از یک سو به علت این که منابع رطوبتی داخل کشور چشمگیر نیست، و از سوی دیگر شرایط صعود همیشه و در همه جای کشور به طور یکسان فراهم نمی باشد، عمده شرایط رطوبت و صعود باید بیرون از کشور تحت تأثیر سامانه های منطقه ای و سیاره ای گردش عمومی جو تأمین شود تا در نقاط مختلف کشور بارش رخ

تحت تأثیر سامانه های منطقه ای و سیاره ای گردش عمومی جو تأمین شود تا در نقاط مختلف کشور بارش رخ دهد، اما از آن جا که عوامل بیرونی ذاتی کشور ایران نیستند حضور آنها همیشه و در همه جای ایران یکسان نیست.

واقع شدن ایران بر روی کمربند بیابانی و عمل فرونشینی هوا در این کمربند، کشور ایران (۲۵۰ میلی متر) را در مقایسه با کره زمین (۸۶۰ میلی متر) به سرزمینی خشک بویژه در نواحی پست شرقی و داخلی تبدیل کرده است. کشور ایران به لحاظ عرض جغرافیایی و هم جواریش با پر فشار جنب حاره ای علاوه بر اندک بودن بارش، رژیم بارشی پر نوسانی دارد. قانونمندی بارش های ایران را به سختی می توان کشف کرد. بارش ها مرتبط با مکان متفاوت اند و این تفاوت به جهت و منشأ توده های هوایی که ایران را تحت تأثیر قرار می دهند و همچنین به جهت گیری کوه ها بستگی کامل دارد. ویژگی عمده پراکنش بارندگی در ایران آن است که بارش سالانه در سطح کشور هم از نظر مکانی و هم از نظر زمانی اختلاف چشمگیری نشان می دهد. در حالی که میزان بارش در سواحل خزر، زاگرس و البرز به ترتیب حدود ۱۵۶۰، ۹۳۰ و ۵۳۰ میلی متر می باشد، در مناطق مرکزی به ۶۳ میلی متر می رسد که علاوه بر پراکنش ناهمگون مکانی، تغییرات شدید زمانی در آن به چشم می خورد (بابائی فینی و فرج زاده، ۱۳۸۱: ۵۱). این نحوه پراکنش زمانی-مکانی بارش در ایران متأثر از پراکنش سامانه های گردش جوی جهانی می باشد که کمترین تغییر در الگوی آن، ناهنجاری های شدید آب و هوایی را به دنبال می آورد. از این رو وقوع بارش در مناطق مختلف کشور یکسان نیست و دارای تغییرات زمانی-مکانی است. بنابراین مشخص می شود که ویژگی های آب و هوایی ایران از جمله بارش تنها به شرایط محلی بستگی ندارد. بلکه عواملی دیگر تحت عنوان عوامل بیرونی بر نوسانات عناصر آب و هوایی ایران از جمله بارش اثر می گذارند. به همین خاطر در این بحث عوامل مؤثر بر آب و هوای ایران به دو دسته تحت عنوان عوامل محلی و بیرونی (منطقه ای و سیاره ای) تقسیم و در زیر به شرح آنها پرداخته می شود.

۱- عوامل محلی: عوامل محلی کنترل کننده عناصر آب و هوایی ایران عوامل طبیعی و جغرافیایی ثابت ایران هستند، که از زمانی به زمان دیگر تغییر نمی کنند. از جمله این عوامل می توان به موقعیت جغرافیایی، وضعیت ناهمواری ها اشاره کرد که در مقیاس حداکثر چند صد ساله مطالعات اقلیمی، تغییرات محسوسی ندارند و تقریباً ثابت هستند.

۲- عوامل بیرونی: تغییرات زمانی-مکانی عناصر آب و هوایی از جمله عنصر بارش نشان می دهد که عوامل محلی تنها عوامل مؤثر بر بارش های جوی ایران نیستند، بلکه یک سری عوامل دیگر هم بر ویژگی های بارشی ایران مؤثراند. این عوامل آنهاست که در داخل ایران مستقر نیستند و از بیرون وارد کشور شده و به عبارتی جزء

ذاتی ایران به حساب نمی آیند. به همین خاطر از آنها تحت عنوان عوامل بیرونی نام برده می شود، که فراوانی وقوع آنها همیشه و در همه جا ثابت نیست و از زمانی به زمان دیگر متفاوت است. مثلاً یک سال ممکن است بر اثر ورود زیاد چرخندهای مدیترانه ای بارش زیاد و سال دیگر به دلیل نیامدن آنها بارانی رخ ندهد. این عوامل در قالب سامانه های گردش عمومی هوا، آب و هوای ایران را تحت تأثیر خود قرار می دهند (علیجانی، ۱۳۷۴: ۷). یکی از این سامانه های بیرونی چرخندها می باشد که نقش بسیار مهمی در بارش کشور دارند.

۲-۱ شرح و بیان مسأله

اقلیم شناسی همدید شاخه اصلی علم اقلیم شناسی است، زیرا نه تنها شرایط جامع و غالب هوای روی زمین را در دراز مدت تعیین می کند بلکه تغییرات زمانی و مکانی آن را براساس عامل مستقیم آن، یعنی تغییرات فشار-توجیه و تبیین می کند (علیجانی، ۱۳۸۵: ۱۸). اقلیم شناسی همدید اقلیم منطقه را براساس الگوهای گردش هوا تبیین می کند. الگوهای گردش هوا، در سطح زمین و در سطوح بالای جو مشاهده می شوند. اقلیم شناسی همدید الگوهای گردشی هوا را از نظر فراوانی زمانی و مکانی بررسی می کند. این الگوهای گردشی بر اثر تغییرات پراکندگی فشار حاصل می شود (علیجانی، ۱۳۸۵: ۹۹). الگوهای فشار ایران یا متأثر از سامانه هایی است که از بیرون به صورت پرفشار یا کم فشارهای مهاجر به کشور وارد می شوند یا منبعث از سامانه هایی است که در خود ایران شکل می گیرند. بنابراین الگوهای فشار ایران در دوره سرد سال که ایران زیر نفوذ بادهای غربی است عمدتاً تابعی از آرایش سامانه های همدید سیاره ای است. در دوره گرم سال با پسروری بادهای غربی شرایط محلی، همراه با سامانه های همدید بیرون از ایران الگوهای فشار را تعیین می کنند. سامانه های همدید شامل سامانه های سطوح جو بالا (فراز و فرود های باد های غربی، هسته های سرعت) و سامانه های سطح زمین (چرخندها و واچرخندها) می باشد. سامانه های همدید نقش مهمی در افت و خیز آب و هوای کره زمین دارند. این سامانه های مهاجر به ویژه چرخندها و واچرخندها با حرکت خود توده های هوا و در نتیجه انرژی محسوس و نهان را با خود حمل می کنند و به طور متناوب باعث پایداری و ناپایداری منطقه می شوند (علیجانی، ۱۳۸۵: ۱۰۵). چرخندها سامانه های همدیدی هستند که در آنها فشار تراز دریا کم، جریان هوا صعودی و جهت وزش باد (در نیمکره شمالی) پادساعتگرد باشد. به دلیل حرکات عمودی هوا در چرخندها امکان پیدایش ابر، بارش و حتی توفان تندری فراهم می شود. چرخندزایی (پیدایش و رشد چرخند) زمانی رخ می دهد که فشار تراز دریا کاهش و حرکات صعودی و تاوایی افزایش یابد. در شرایط زیر چرخندزایی شتاب می گیرد:

- شیو افقی دما شدید باشد (کژفشاری شدید)؛
- پایداری ایستا ضعیف باشد (افتاهنگ محیطی از افتاهنگ استاندارد شدیدتر باشد)؛
- چرخند در عرض میانه و بالا باشد (چون با افزایش عرض جغرافیایی تاوایی بزرگتر می شود)؛
- رطوبت هوا زیاد باشد (چون در هنگام چگالش مقدار زیادی گرمای نهان آزاد می شود و پایداری ایستا را تضعیف می کند)؛
- رودباد دارای امواج بلند باشد (اگر در شرق یک چرخند سطحی یک فراز بالایی و در غرب آن یک فرود بالایی قرار گیرد واگرایی بالایی تقویت می شود و حرکات صعودی قوت می گیرد)؛
- چرخندزایی روی دامنه های شرقی بادپناهی محتمل است.

چرخندهای عرض میانه (چرخندهای جبهه ای) حاصل اندرکنش هوای گرم منطقه حاره با هوای سرد قطبی هستند که در محل جبهه قطبی پدید می آیند. چرخندهایی که به این ترتیب شکل می گیرند بیش از ۲۰۰۰ کیلومتر قطر دارند. این سامانه ها فراوان ترین رویداد جوی عرض های میانه هستند. چرخندهای عرض میانه بسیار پویا هستند و روزانه حدود ۱۲۰۰ کیلومتر جابجا می شوند. چرخندها پس از پیدایش مسیر رودبادها را دنبال می کنند منبع اصلی بارش های ایران همین چرخندها هستند. به ویژه سهم چرخندهای مدیترانه ای در تأمین بارش ایران زیاد است (مسعودیان، ۱۳۸۶: ۲۷). چرخند یا سیکلون سامانه ای است که مقدار فشار مرکزی آن نسبت به پیرامون، کمینه است و در صورت مساعد بودن شرایط جو بالا و منبع رطوبت کافی باعث ناپایداری و تراکم می شود و قطر آن ممکن است به صدها کیلومتر برسد. یا چرخندها سامانه های ناپایداری هستند که سبب صعود هوا و نهایتاً تراکم و بارش می شوند. شکل (۱-۱) مقطع یک چرخند را در نیمکره شمالی نشان می دهد. در این شکل هر یک از دایره ها نشان دهنده خطوط هم فشاری است که از خارج به طرف مرکز مقدار آنها کاهش پیدا می کند. پیکانهایی که با خطوط مقطع نشان داده شده است جهت گرادیان فشار می باشد. هرچند باد تحت تأثیر گرادیان فشار (اختلاف فشار بین دو مرکز فشار) به جریان می افتد اما در چرخند، جریان هوا تحت تأثیر نیروی اصطکاک، کوریولیس و نیروی گریز از مرکز به جای اینکه به طور مستقیم به سمت مرکز کم فشار باشد در امتداد خطوط هم فشار می وزد و با جهت گرادیان فشار زاویه نسبتاً بزرگی می سازد (علیزاده، ۱۳۷۴: ۲۱۳). این منطقه از هوا در نیمکره شمالی در خلاف جهت عقربه های ساعت (پادساعتگرد) و در نیمکره جنوبی در جهت حرکت عقربه های ساعت (ساعتگرد) در چرخش می باشد.