



# دانشگاه اصفهان دانشکده ادبیات و علوم انسانی گروه جغرافیا

# پایان نامهی کارشناسی ارشد رشتهی جغرافیا گرایش اقلیم شناسی

# بررسی همدید کنشهای چرخندی بر روی ایران در سال ۱۳۸۱

استادان راهنما: دکتر سعید موحدی دکتر سید ابوالفضل مسعودیان

> پژوهشگر: زهرا خادمه مولوی

بهمنماه ۱۳۸۷

کلیه حقوق مادی مترتب بر نتایج مطالعات، ابتکارات و نوآوریهای ناشی از تحقیق موضوع این پایاننامه متعلق به دانشگاه اصفهان است.



#### دانشگاه اصفهان دانشکده ادبیات و علوم انسانی گروه جغرافیا

# پایان نامهی کارشناسی ارشد رشتهی جغرافیا گرایش اقلیم شناسی خانم زهرا خادمه مولوی تحت عنوان

#### بررسی همدید کنشهای چرخندی بر روی ایران در سال ۱۳۸۱

در تاریخ ۱۹۷۱ ۱/۲۳ توسط هیأت داوران ریر بررسی و با درجه عالی به تصویب نهایی رسید.
۱- استاد راهنمای اول پایاننامه دکتر سعید موحدی با مرتبهی علمی استادیار
۲- استاد راهنمای دوم پایاننامه دکتر سید ابوالفضل مسعودیان با مرتبهی علمی استادیار
۳- استاد داور داخل گروه دکتر داریوش رحیمی با مرتبهی علمی استادیار
۴- استاد داور خارج از گروه دکتر حسنعلی غیور با مرتبهی علمی استاد

# سپاس گزاری:

شکر و سیاس ایزد یکتا را که در همهی احوال یاور بندگان خویش بوده و لحظهای آنها را به حال خود وا نمی گذارد. پس از سیاس فراوان از خداوند بلند مرتبه، که هر دم از الطاف بیکرانش بهرهمند گشتهام، بدین وسیله از زحمات تمامی سرورانی که به طریقی مرا در انجام این پژوهش یاری رساندند، قدردانی مینمایم. ابتدا از استادان بزرگواری که در فرایند این پژوهش از راهنماییهای ایشان بهره بردهام، سیاس گذاری می کنم. از آقای دکتر سعید موحدی و آقای دکتر سید ابوالفضل مسعودیان به پاس صبر، حوصله و دقت نظر فراوان و همچنین راهنماییهای ارزنده شان سپاس گذارم. همچنین از خانواده ی عزیزم به ویژه پدر و مادر مهربانم به سبب زحمات و فداکارهای بی دریغشان نهایت سپاس گذاری را دارم. در نهایت از دوستان خوبی که هر کدام به طریقی در پیشبرد این پژوهش مرا یاری رساندند، به ویژه از خانم مهندس مریم عباسی، خانم مهندس فاطمه رعیت پیشه،آقای جواد پورشهبازی، خانم مهندس مریم حیدری و خانم مهندس سمانه آقاجانپور کمال تشكر و قدرداني را دارم.

### زهرا خادمهمولوى

این کوشش اندک را فروتنانه به پدر و مادر مهربانم، به پاسداشت زحمات و کوششهای بی دریغشان پیشکش میکنم.

چرخندها، سامانههای همدید ناپایداری هستند که در آنها فشار هوا کم، جریان هوا صعودی و جهت وزش باد در نیمکرهی شمالی، پادساعتگرد است. در صورت قرار گرفتن یک موج کوتاه عمیق همراه با هستهی رودباد بر روی جبههی قطبی، چرخندها تشکیل میشوند. به دلیل حرکات عمودی هوا در چرخندها، امکان پیدایش ابر، بارش و حتی طوفان تندری فراهم میشود. در این مطالعه دو هدف اصلی دنبال میشود که عبارتند از: شناسایی چرخندها با استفاده از آستانههای مشخص و دیگری، بررسی توزیع زمانی و مکانی چرخندها بر روی ایران در سال ۱۳۸۱ خورشیدی میباشد. قلمرو مورد مطالعه بین طول جغرافیایی ۳۰ درجهی غربی تا ۸۰ درجهی شرقی و عرض جغرافیایی صفر تا ۸۰ درجهی شمالی، میباشد. برای رسیدن به اهداف مطالعه، از دادههای ارتفاع ژئوپتانسیل با تفکیک زمانی ۶ ساعته و همچنین تفکیک مکانی ۲/۵× ۲/۵ درجهی برای ۶ تراز (۵۰۰، ۵۰۰، ۲۰۰، ۸۵۰، ۹۲۵، ۱۰۰۰ هکتوپاسکال)، استفاده شده است. این دادهها از پایگاه داده سازمان ملی جو و اقیانوس شناسی ایالات متحده استخراج شده است. با بررسی اماری چرخندهای ترازهای مختلف، به این نتیجه رسیدیم که، تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال با ۲۳۳۷ چرخند، دارای بیش ترین فراوانی و تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال نیز تنها با ۸۸۶ چرخند کهترین فراوانی چرخندی را به خود اختصاص داده اند. نتایج بررسی فصلی درصد فراوانی چرخندها نیز گویای آن بود که، فصل پاییز بیشترین فراوانی چرخندی را دارد و بعد از آن به ترتیب فصول زمستان، بهار و تابستان، بیش ترین فراوانی چرخندی را به خود اختصاص دادهاند. مرکز بیشینهی فراوانی در فصول تابستان و زمستان متعلق به چرخندهای اقیانوس اطلس شمالی میباشد با این تفاوت که در فصل تابستان چرخندهای مذکور در همهی ترازها، به صورت گسترده حضور دارند ولی در فصل زمستان به طرف ترازهای بالاتر از گستردگی آنها، کاسته می شود. ویژگی بارز فصل بهار نیز، حضور چرخند گنگ می باشد که تا تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال نیز کشیده شده است.

واژگان كليدى: چرخند، ارتفاع ژئوپتانسيل، شيو ارتفاع ژئوپتانسيل

#### فهرست مطالب

	عنوان
صفحه	عبماني
	()' <del>7-</del>

	فصل اول: کلیات مبانی پژوهش
1	۱-۱- تبیین مسألهی پژوهشی و اهمیت آن
۲	١-٢- اهداف پژوهش
٣	١-٣- كاربرد نتايج پژوهش
٣	١-۴- فرضيات و پرسشها
٣	۱-۵- قلمرو مورد مطالعه
۵	۱-۶– دادهها و روش تحقیق
	فصل دوم: پیشینهی تحقیق
۶	مقدمه
۶	١-٢ مطالعات خارجى
۲	۲-۲- مطالعات داخلی
	فصل سوم: دادهها و روششناسی
۵	٣-١- دادهها
٧	٣-٢- روششناسي
	فصل چهارم: بررسی توزیع زمانی و مکانی فراوانی چرخندها
·	مقدمه
•	۴-۱- بررسی توزیع زمانی فراوانی چرخندها
٧	۲-۴- بررسی توزیع مکانی فراوانی چرخندها
	۰-۲-۴ بررسی توزیع مکانی فراوانی چرخندها در فصل تابستان
	۳-۲-۴ بررسی توزیع مکانی فراوانی چرخندها در فصل زمستان
	۴-۲-۳ بررسی توزیع مکانی فراوانی چرخندها در فصل پاییز
1	۴-۲-۴ - بي سے توزيع مكانی فراوانی جاخندها در فصل بھار

صفحه	عنوان
۵۹	۳-۴- بررسی فصلی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل چرخندها
٨٥	فصل پنجم: نتیجهگیری نتحهگدی

### فهرست شكلها

۴	شكل (١-١): قلمرو مورد مطالعه
١٢	شکل (۲-۱): مسیرهای چرخندی ایران
١٨	شکل (۳–۱): نقطهی کمینهی ارتفاع ژئوپتانسیل در یک کرنل
١٨	شکل (۳-۲): نحوهی کدگذاری در یک پنجرهی کرنل
۲۲	شکل (۴-۱): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۲۲	شکل (۴–۲): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
۲۳	شکل (۴–۳): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۲۳	شکل (۴–۴): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
74	شکل (۴–۵): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
74	شکل (۴–۶): تعداد فصلی چرخندها در تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۲٩	شکل (۴–۷) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۲٩	شکل (۴–۸) درصد فراوانی چرخندی  تیرماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۲٩	شکل (۴–۹) درصد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۲٩	شکل (۴–۱۰) درصد فراوانی چرخندی شهریورماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
٣٠	شکل (۴-۱۱) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٠	شکل (۴–۱۲) درصد فراوانی چرخندی تیرماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٠	شکل (۴–۱۳) درصد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٠	شکل (۴–۱۴) درصد فراوانی چرخندی شهریورماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣١	شکل (۴–۱۵) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣١	شکل (۴–۱۶) درصد فراوانی چرخندی تیرماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣١	شکل (۴-۱۷) در صد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣١	شکل (۴–۱۸) درصد فراوانی چرخندی شهریورماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣٢	شکل (۴–۱۹) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
٣٢	شکل (۴-۲۰) درصد فراوانی چرخندی تیرماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
٣٢	شکل (۴-۲۱) درصد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
٣٢	شکل (۴–۲۲) درصد فراوانی حرخندی شهر بورماه تراز ۷۰۰ هکتوباسکال

٣٣	شکل (۴–۲۳) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
٣٣	شکل (۴–۲۴) درصد فراوانی چرخندی تیرماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
٣٣	شکل (۴–۲۵) درصد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
٣٣	شکل (۴–۲۶) درصد فراوانی چرخندی شهریورماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۳۴	شکل (۴-۲۷) درصد فراوانی چرخندی فصل تابستان تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۳۴	شکل (۴–۲۸) درصد فراوانی چرخندی تیر ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۳۴	شکل (۴-۲۹) درصد فراوانی چرخندی مردادماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
٣۴	شکل (۴-۳۰) درصد فراوانی چرخندی شهریور ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
٣٧	شکل (۴-۳۱) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
٣٧	شکل (۴–۳۲) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
٣٧	شکل (۴–۳۳) درصد فراوانی چرخندی بهمن ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
٣٧	شکل (۴–۳۴) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
٣٨	شکل (۴–۳۵) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٨	شکل (۴–۳۶) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٨	شکل (۴-۳۷) درصد فراوانی چرخندی بهمن ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٨	شکل (۴–۳۸) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
٣٩	شکل (۴–۳۹) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣٩	شکل (۴-۴) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣٩	شکل (۴-۴) درصد فراوانی چرخندی بهمن ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
٣٩	شکل (۴-۴۲) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴–۴۳) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴–۴۴) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴–۴۵) درصد فراوانی چرخندی بهمن ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴٠	شکل (۴–۴۶) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴۱	شکل (۴-۴۷) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۴۱	شکل (۴–۴۸) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۴١	شکل (۴–۴۹) درصد فراوانی حرخندی بهمن ماه تراز ۶۰۰ هکتوباسکال

۴۱	شکل (۴-۵۰) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۵۱) درصد فراوانی چرخندی فصل زمستان تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۴۲	شکل (۴-۵۲) درصد فراوانی چرخندی دی ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۴۲	شکل (۴-۵۳) درصد فراوانی چرخندی بهمن ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۴۲	شکل (۴-۵۴) درصد فراوانی چرخندی اسفند ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۴۵	شکل (۴-۵۵) درصد فراوانی چرخندی چرخندهای فصل پاییز تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۴۵	شکل (۴-۵۶) درصد فراوانی چرخندی چرخندهای مهر ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۴۵	شکل (۴-۵۷) درصد فراوانی چرخندی آبان ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۴۵	شکل (۴-۵۸) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
45	شکل (۴-۵۹) درصد فراوانی چرخندی فصل پاییز تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
49	شکل (۴-۶۰) درصد فراوانی چرخندی مهر ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
45	شکل (۴-۶۱) درصد فراوانی چرخندی آبان ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
45	شکل (۴-۶۲) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
۴٧	شکل (۴-۶۳) درصد فراوانی چرخندی فصل پاییز تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۴٧	شکل (۴-۴۴) درصد فراوانی چرخندی مهر ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۴٧	شکل (۴-۶۵) درصد فراوانی چرخندی آبان ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۴٧	شکل (۴-۶۶) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۴۸	شکل (۴-۶۷) درصد فراوانی چرخندی فصل پاییز تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴۸	شکل (۴-۶۸) درصد فراوانی چرخندی مهر ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴۸	شکل (۴-۶۹) درصد فراوانی چرخندی آبان ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴۸	شکل (۴-۷۰) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۴٩	شکل (۴-۷۱) درصد فراوانی چرخندی فصل پاییز تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
49	شکل (۴-۷۲) درصد فراوانی چرخندی مهر ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۴٩	شکل (۴-۷۳) درصد فراوانی چرخندی آبان ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۴٩	شکل (۴-۴) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۵٠	شکل (۴-۷۵) درصد فراوانی چرخندی فصل پاییز تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۵٠	شکل (۴–۷۶) درصد فراوانی چرخندهای مهر ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال

۵٠	شکل (۴–۷۷) درصد فراوانی چرخندهای آبان ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۵٠	شکل (۴–۷۸) درصد فراوانی چرخندی آذر ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۷۹) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۸۰) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۵۳	شکل (۴-۸۱) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۸۲) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال
۵۴	شکل (۴–۸۳) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز۹۲۵ هکتوپاسکال
۵۴	شکل (۴-۸۴) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
۵۴	شکل (۴-۸۵) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
۵۴	شکل (۴-۸۶) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال
۵۵	شکل (۴-۸۷) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۵۵	شکل (۴-۸۸) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۵۵	شکل (۴-۸۹) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۵۵	شکل (۴-۹۰) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال
۵۶	شکل (۴-۹۱) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۵۶	شکل (۴-۹۲) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۵۶	شکل (۴-۹۳) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۵۶	شکل (۴-۹۴) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال
۵٧	شکل (۴-۹۵) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۵٧	شکل (۴-۹۶) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
۵٧	شکل (۴-۹۷) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۹۸) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۹۹) درصد فراوانی چرخندی فصل بهار تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
	شکل (۴-۱۰۰) درصد فراوانی چرخندی فروردین ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۵۸	شکل (۴-۱۰۱) درصد فراوانی چرخندی اردیبهشت ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال
۵۸	شکل (۴-۱۰۲) درصد فراوانی چرخندی خرداد ماه تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال

مکل (۴–۱۰۳): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار بر حسب متر	ث
9	
ىكل (۴–۱۰۴): نمودار تجمعى شيو ارتفاع ژئوپتانسيل تراز ۹۲۵ هكتوپاسكال در فصل بهار بر حسب متر 	ؿ
كل (۴–۱۰۵): نمودار تجمعى شيو ارتفاع ژئوپتانسيل تراز ۸۵۰ هكتوپاسكال در فصل بهار بر حسب متر 	ث
یکل (۴-۱۰۶): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار بر حسب متر 	ؿ
کل (۴-۱۰۷): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار بر حسب متر 	ؿ
ـكل (۴-۱۰۸): نمودار تجمعى شيو ارتفاع ژئوپتانسيل تراز ۵۰۰ هكتوپاسكال در فصل بهار بر حسب متر 	ؿ
کل (۴ –۱۰۹): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان بر حسب تر.	ث
ر مكل (۴-۱۱۰): نمودار تجمعى شيو ارتفاع ژئوپتانسيل تراز ۹۲۵ هكتوپاسكال در فصل تابستان بر حسب متر 	ؿ
یکل (۱۱۱-۴): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان بر حسب متر	ث
یکل (۱۱۲-۴): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان بر حسب متر	ث
	ث
مکل (۴–۱۱۴): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان بر حسب متر	ث
گل (۱۱۵-۴): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۱۰۰۰هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر	ث

-	شکل (۴ -۱۱۶): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۹۲۵هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر
-	شکل (۴-۱۱۷): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۸۵۰هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر
-	شکل (۴–۱۱۸): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۷۰۰هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر
-	شکل (۴-۱۱۹): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۶۰۰هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر 
-	شکل (۴–۱۲۰): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰هکتوپاسکال در فصل پاییز بر حسب متر ۶۷ شکل (۴–۱۲۱): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۱۰۰۰هکتوپاسکال در فصل زمستان بر حسب متر
-	
	شکل (۴-۱۲۳): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۸۵۰هکتوپاسکال در فصل زمستان بر حسب متر
	شکل (۴-۱۲۴): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۷۰۰هکتوپاسکال در فصل زمستان بر حسب متر 
	شکل (۴-۱۲۵): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۶۰۰هکتوپاسکال در فصل زمستان بر حسب متر 
	شکل (۴– ۱۲۶): نمودار تجمعی شیو ارتفاع ژئوپتانسیل تراز ۵۰۰هکتوپاسکال در فصل زمستان بر حسب متر 
-	شکل (۴–۱۲۷): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار 
	شکل (۴–۱۲۸): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال در فصل بهار۷۳
	شکل (۴-۱۲۹): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در فصل بهار ۳۳۰۰
	شکل (۴-۱۳۰): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار۷۴
	شکل (۴–۱۳۱): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار ۳۴۰

شکل (۴–۱۳۲): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال در فصل بهار۷۴
شکل (۴-۱۳۳): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان
٧۶
شکل (۴-۱۳۴): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال در فصل تابستان
٧۶
شکل (۴-۱۳۵): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان
٧۶
شکل (۴–۱۳۶): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان
ΥΥ
شکل (۴-۱۳۷): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان
ΥΥ
شکل (۴–۱۳۸): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال در فصل تابستان
ΥΥ
شکل (۴–۱۳۹): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل پاییز
ν٩
شکل (۴-۴۰): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال در فصل پاییز ۷۹
شکل (۴-۱۴۱): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در فصل پاییز ۷۹
شکل (۴–۱۴۲): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در فصل پاییز ۸۰
شکل (۴-۱۴۳): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۶۰۰ هکتوپاسکال در فصل پاییز ۸۰
شکل (۴–۱۴۴): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال در فصل پاییز ۸۰
شکل (۴-۱۴۵): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۱۰۰۰ هکتوپاسکال در فصل زمستان
۸۲
شکل (۴-۱۴۶): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۹۲۵ هکتوپاسکال در فصل زمستان
٨٢
شکل (۴-۱۴۷): نمودار تجمعی ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال در فصل زمستان
AY

زمستار	فصل	در	هكتوپاسكال	٧	تراز	مرکزی	نقطەي	ژئوپتانسیل	ارتفاع	تجمعى	نمودار	:(147-4)	شکل ۱
۸٣													
			هكتوپاسكال						ارتفاع	تجمعى	نمودار	:(149-4)	شکل ا
,,,,,			هکتوپاسکال						ارتفاع	تجمعی	نمودار	:(10+-4)	شکل ۱

# فهرست جدولها

	4
صفحه	عنوان
-0000	ري

۲۱	جدول (۴–۱): فراوانی و مجموع چرخندها ی تراز های جوی به تفکیک فصول
۲۵	جدول (۴-۲): درصد فراوانی چرخندها
۲۵	جدول (۴–۳): بیشترین درصد فراوانی فصلی ترازها
75	جدول (۴–۴): کمترین درصد فراوانی فصلی ترازها
75	جدول (۴–۵): میانگین درصد فراوانی فصلی چرخند ها در ۶ تراز
۲۸	جدول (۴-۶): میانگین در صد فراوانی ماهانهی چرخندی در فصل تابستان
٣۶	جدول (۴-۲): میانگین درصد فراوانی ماهانهی چرخندی در فصل زمستان
44	جدول (۴–۸): میانگین درصد فراوانی ماهانهی چرخندی در فصل پاییز
۵۲	جدول (۴–۹): میانگین درصد فراوانی ماهانهی چرخندی در فصل بهار
۶۲	جدول (۴-۲): مقدار شیو ارتفاع ژئوپتانسیل در ترازهای مختلف در فصل بهار
۶۵	جدول (۴-۱۱): مقدار شیو ارتفاع ژئوپتانسیل در ترازهای مختلف در فصل تابستان
۶۸	جدول (۴–۱۲): مقدار شیو ارتفاع ژئوپتانسیل در ترازهای مختلف در فصل پاییز
Y1	جدول (۴–۱۳): مقدار شیو ارتفاع ژئوپتانسیل در ترازهای مختلف در فصل زمستان
سل بهار	جدول (۴–۱۴): مقدار ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی در ترازهای مختلف در فص
ىل تابستان٧٨	جدول (۴–۱۵): مقدار ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی در ترازهای مختلف در فص
ىل پايىز	جدول (۴–۱۶): مقدار ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی در ترازهای مختلف در فص
ل زمستان۸۴	جدول (۴–۱۷): مقدار ارتفاع ژئوپتانسیل نقطهی مرکزی در ترازهای مختلف در فص

فصل اول مبانی وکلیات یژوهشی

# ۱ – ۱ – تبیین مسألهی پژوهشی و اهمیت آن:

ایران کشوری است که درمنطقه ی برون حاره واقع شده و دارای تنوع آب و هوایی می باشد (علیجانی، ۱۳۸۱:۳). عواملی که سبب این تنوع می شوند را به دو دسته ی محلی و بیرونی تقسیم می کنند: عوامل محلی آنهایی هستند که در محل موجودند و ازسالی به سال دیگر تغییر نمی کنند، مانند پوشش طبیعی زمین، ناهمواری ها و ... (علیجانی، ۱۳۸۱:۷). اگر تنها این عوامل محلی را در آب و هوای ایران دخیل بدانیم، پس باید شرایط آب و هوایی همیشه یکسان بوده و تغییری در آن ایجاد نمی شد، ولی در واقع این گونه نیست و آب و هوا، نوساناتی را از خود نشان می دهد. بنابراین، عوامل محلی به تنهایی نمی توانند وضعیت آب و هوایی ایران را تبیین کنند و باید نقش عوامل بیرونی را هم در نظر گرفت (علیجانی، ۱۳۸۱:۱). از جمله عوامل بیرونی می توان به چرخندهای مدیترانهای و موجهای کو تاه بادهای غربی اشاره کرد، که از مهم ترین این عوامل بیرونی که بر اقلیم ایران تأثیر می گذارند، چرخندها می باشند. چرخندها، سامانههای همدید و ناپایداری هستند که در آنها فشار هوا کم، جریان هوا صعودی و جهت وزش باد در نیمکره ی شمالی، پاد ساعتگرد می باشد (مسعودیان، کاویانی، ۱۳۸۷:۷)، وعلیجانی، ۱۳۸۵:۸)، چرخندها، عمده ترین اغتشاش بادهای غربی هستند که، در صورت قرار گرفتن یک موج کو تاه عمیق همراه با هستهی

رودباد بر روی جبههی قطبی تشکیل می شوند و در صورت مرطوب بودن هوای گرم جبهه تقویت شده، فعال می شوند (علیجانی، ۱۳۸۱:۳۴). به دلیل حرکات عمودی هوا در چرخندها، امکان تشکیل ابر، بارش و حتی طوفان تندری فراهم می شود (مسعودیان، کاویانی، ۱۳۸۷:۲۷).

چرخندهای موثردر آب و هوای ایران، قسمتی از چرخندهای خاورمیانه می باشند که پس از تشکیل بر روی دریای مدیترانه، توسط فرود بلند مدیترانه به ایران هدایت می شوند (علیجانی، ۱۳۸۷: ۱۳۴). پراکندگی مکانی این چرخندها در ایران نشان داد که در بخش شمالی کشور، چرخندها بیشتر از بخش جنوبی آن می باشند، زیرا بادهای غربی و موجهای کوتاه در شمال ایران فراوان تر از جنوب آن می باشند، همچنین بررسی پراکندگی زمانی نیزحاکی از آن بود که، چرخندها در همهی فصول به استثنای تابستان، در ایران مشاهده می شوند (علیجانی، ۱۳۸۷: ۳۷-۳۷).

لذا، از یک طرف با توجه به تأثیر پذیری ایران از چرخندهای تشکیل شده بر روی دریای مدیترانه که سهم زیادی از

بارشهای ایران ناشی از این چرخندها بوده و می تواند در کشوری کم آبی مانند ایران که از خشکی رنج می برد، دارای اهمیت بسیار زیادی باشد، ولی از طرف دیگر، این چرخندها و کم فشارها، ممکن است با تندبادهای سهمگین و بارش سنگین همراه بوده و مخاطرات طبیعی چشمگیری را به وجود آورند، به عنوان مثال، طوفان چرخندی گونوکه در سال ۱۳۸۶ در دریای عمان و شرق شبه جزیرهی هند رخ داد و خسارات جانی و مالی بسیاری را بر ایران و عمان وارد آورد، به طوری که فقط در سیستان و بلوچستان و همچنین هرمزگان ۲۱ نفر کشته و زخمی شده و ۳۰ درصد روستاهای آن مناطق نیز تخریب شد، نمونهای ازاثرات منفی چرخندها می باشد (http://www.Reporter.Ir). بنابراین، میباشد (http://www.coastalmonitoring-poo.Ir) بنابراین، شناسایی هرچه دقیق تر موقعیت و شدت مسیرهای چرخندی و همچنین بررسی زمانی و مکانی آنها، هم به منظور تأمین نیاز آبی کشور و هم به منظور جلوگیری از چنین مخاطرات و بلایایی، بسیار ضروری به نظر می رسد. بنابراین محقق تلاش دارد تا با تکیه بر دادها و اطلاعات اقلیمی موجود، به بررسی و شناسایی مراکز چرخندی و همچنین شناسایی مسیرهای چرخندی بر روی ایران در سال ۱۳۸۱ بپردازد.

# ۱ - ۳ - اهداف پژوهش:

- شناسایی چر خندها با استفاده از آستانههای مشخص
- بررسی توزیع زمانی و مکانی چرخندها در منطقهی مورد مطالعه