

شهرزاد قندھاری (نویسنده اصلی)

دکتر امیرحسین مشکوati

دکتر مجید مزروعه فراهانی

سمیه جفری

بررسی عملکرد موردنی الگوی میان مقیاس MM5 در شیوه سازی بارش‌های رگباری حاصل از سلول‌های هم‌رفتی

چکیده

با عملیاتی شدن یکی از الگوهای میان مقیاس پیش‌بینی عددی وضع هوای مشهور به الگوی MM5 در سازمان هواشناسی کشور، این امکان به وجود آمده است تا پیش‌بینی بارش‌های رگباری و کوتاه مدت مورد بررسی دقیق تری قرار گیرد. در این بررسی سعی شده است الگو برای پیش‌بینی بارش در منطقه‌ی مستعد سیل در ایران، یعنی جنوب و جنوب غرب، تنظیم شود. با بررسی‌های انجام شده روی شش مورد، می‌توان گفت که الگو در بیشترین موارد نتایج نسبتاً مغایل قبولی را لحاظ کیفی تولید نموده و به خوبی توانایی پیش‌بینی بارش‌های رگباری خصوصاً مخلص از سامانه‌های سرد را دارد. اما در پیش‌بینی بارش‌های حاصل در ابعاد کوچک و زمانی که وضعیت کژفشاری تا سطوح فوکانی امتداد نمی‌یابد و اثرات به صورت منطقه‌ای است، نتایج الگوی ایجاد شده با واقعیت دارد.

کلیدواژه‌ها: پدیده‌های هم‌رفتی، پیش‌بینی عددی وضع هوای الگوی mms (الگوی عددی میان مقیاس)، کژفشاری، سامانه‌های سرد

درآمد:

در میان پدیده‌های آب و هوایی پدیده‌های هم‌رفتی با توجه به شرایط دینامیکی و ترمودینامیکی حاکم بر آنها و اثرات تخریبی، که می‌توانند داشته باشند مورد توه خا ص دانشمندان هواشناس بوده است.

کشور ایران از لحاظ جغرافیایی به دلیل تأثیرپذیری از نوادر فشار جنب حاره‌ای و شرایط آب و هوایی حاکم بر این منطقه، از بارش کمی برخوردار است. بارش‌های سالانه‌ی اندک، کوتاه بودن بارش و نزول بارش‌ها بصورت رگبارهای شدید و کوتاه مدت از خصوصیات اقلیمی این منطقه است. بارش‌های رگباری شدید و کوتاه مدت همه ساله در گوشه و کنار کشور ایران، خسارت‌های زیاد و در مواردی غیر قابل جبران را به وجود می‌آورند.

با توجه به اهمیت اقتصادی و اجتماعی آثار پدیده‌های هم رفتی در جو، تلاش زیادی برای شناخت ماهیت این پدیده‌ها صورت گرفته و می‌گیرد. به همین دلیل دانشمندان برای ارائه‌ی پیش‌بینی به هنگام وقوع پدیده‌های هم رفتی برای جلوگیری یا کاهش آثار مخرب آنها، تلاش‌هایی را آغاز نموده‌اند (بايرز و رادبوش، ۱۹۴۸؛ واتسون و بلاچارد، ۱۹۸۴؛ بلاچارد و لپز، ۱۹۸۵؛ نیکولز و همکاران، ۱۹۹۱؛ بوی بی و رامان، ۱۹۹۲؛ پلکه، ۱۹۸۴؛ اتكیت و همکاران، ۱۹۹۵). بلاچارد و لپز، در مطالعه، الگوهای پایداری را پیدا نمودند که نشان می‌دهند هم رفت در بخش جنوبی فلوریدا در نتیجه برهم کنش الگوهای گردش عمومی جو (پر فشار جنب حاصلی آتلانتیک)، مقیاس سینه و پستانکی (امواج و جبهه‌ها)، مقیاس شبه جزیره‌ای (دریا و بادهای دریاچه‌ای)، و مقیاس منطقه‌ای شکل می‌گیرند. پلکه و همکارانش، نشان دادند که توزیع رطوبت خاک بر دینامیک گردش‌ها جزوی در تمامی مقیاس‌ها اثر می‌گذارد و همچنین چرخه‌های واداشته شده زمینی را نیز تحت تأثیر قرار می‌دهد.

موقعیت مورد مطالعه

سیستم فشار زیاد جنب حاره‌ای و سیستم کم فشار ما نسوئی سودان، از جمله سیستم‌هایی هستند که جنوب غرب ایران را تحت تأثیر مستقیم خود قرار می‌دهند و شرایط تغییر یافته و یا تعديل شده آن ممکن است سایر قسمت‌های کشور را نیز تحت تأثیر قرار دهد. از طرفی فراوانی وقوع سیل در این منطقه جغرافیایی بیش از سایر

-
- 1- Byers & Rodebush
 - 2- Watson & Blanchard
 - 3- Blanchard & Lopez
 - 4- Nicholls & et al
 - 5- Boybeyi & Raman
 - 6- Pielke
 - 7- Atkins & et al

نقاط کشور است (ع، سبزی پرور، ۱۳۷۰: ۹۱). با توجه به شرایط ذکر شده، منطقه‌ی جنوب غرب ایران به عنوان منطقه‌ی مورد مطالعه در این تحقیق انتخاب و الگوی MMS در این منطقه اجرا شده است. در فصول گذر یعنی پاییز و بهار سامانه‌های هم‌رفتی، بسامد بیشتری نسبت به فصول زمستان و تابستان دارند، اما شلتقالاً پت این سامانه‌ها در پاییز و بهار یکسان نیست. در فصل بهار با توجه به وجود رطوبت بیشتر و افزایش دمای هوای نزدیک به سطح زمین، که توان جذب رطوبت توسط بخش‌های پایین جو را افزایش می‌دهد و نیز پایین بودن دما در سطوح بالای فرآیندهای هم‌رفتی اوش مدت بیشتری برخوردار هستند.

پیشنهای تحقیق

به طور کیم، عمدۀ مطالعات انجام شده در مورد پدیده‌های فرین هوا شناختی، مانند: سیل، طوفان تگرگ و ... که غالب آن‌ها ماه بیت هم‌رفتی دارند و یا نتیجه‌ی پدیده‌های هم‌رفتی هستند) در کشور به روش کیفی و ارزیابی هم‌دیدی انجام شده اند و تا کنون کمتر مطالعه‌ای بر اساس نتایج حاصل از الگوهای میان مقیاس صورت گرفته است. عملیاتی شدن الگوی MMS در سازمان هواشناسی فرصتی را فراهم آورد که چنان مطالعه‌ی انجام شود. سؤال اصلی این است که آیا می‌توان با کمک الگوی MMS بارش‌های رگباری حاصل از سلول‌های هم‌رفتی را شیوه سازی و پیش‌بینی نمود.

شبیه‌سازی و پیش‌بینی هم‌رفت

با توجه به این که پدیده‌های هم‌رفتی از نظر ابعاد زمانی و مکانی در گروه پدیده‌های خرد تا میان مقیاس جی قرار می‌گیرند، بهترین گزینه برای شبیه‌سازی و پیش‌بینی آنها الگوهای خرد و میان مقیاس هستند. در دهه‌های اخیر الگوهای میان مقیاس باد گفت شبکه‌ای بیشتر از الگوهای مقیاس سینوپتیکی و جهانی با پارامتر سازه‌ای پیشرفته، ابزار مهندسی برای تحقیقات هواشناسی بوده‌اند. کاربرد تحقیقاتی الگوهای میان مقیاس در بررسی طوفان‌های شدید میان مقیاس پیش‌بینیکی در خصوص فرآیند شکل‌گیری، فعلی بیت و ازین رفتن سامانه‌های جو وی میان مقیاس (آتس و همکارانش، ۱۹۸۲: ۳)؛ چرخه‌ای جنب حاصلی (چن و وانگ، ۱۹۹۵: ۷)؛

سیستم‌های هم‌رفت میان مقیاس (فریچ و همکارانش^۱: ۱۹۸۶؛ ۴)؛ چرخهای برون حا رهای (کیو و همکارانش،^۲ ۱۹۸۸؛ ۱۰) و بارندگی‌های شدید (لیون و همکارانش،^۳ ۱۹۹۵؛ ۷) فراهم نموده است. در الگوهای عددی میان مقیاس عمل یاتی‌عمو لافتکیک افقی شبکه رابا گام‌های شبکه‌ی ۲۰ تا ۱۰۰ کیلومتر تنظیم می‌کنند که در این صورت، فرضیه‌ی هیدروستاتیک نقض نمی‌شود، ولی برای پیش‌بینی عددی وضع هوا در مطالعات موردی، شناخت رفتار سیستماتیک و اجرای این الگوهای دیگر بالا در پیش‌بینی روزانه‌ی هوا مشکل ساز می‌شود.

از اوایل دهه‌ی ۹۰ چندین تغییر مهم در الگوسازی‌ای میان مقیاس انجام شد. اولین تغییر، کاربست دینامیک غیرهیدروستاتیک در الگوهای میان مقیاس است، (دودیا،^۴ ۱۹۹۳؛ ۵) بدون محدودیت فرض هیدروستاتیک، الگوهای میان مقیاس غیر هیدروستاتیک می‌توانند برای رفع مشکل قدرت تفکیک ابر (دیک کیلومتر) اجرا شوند. به عنوان‌مثال، در چنین دفعه‌ی الگوهای میان مقیاس می‌توانند به راحتی هم‌رفت راشیه‌سازی کنند و واکنش آن‌ها با سیستم‌های آب و هوایی بزرگ مقیاس تر نیز شیوه‌سازی شود.

تغییر مهم دیگر، تمرکز در بهبود مهارت‌های پیش‌بینی عددی وضع هوایی منطقه‌ای است. پیش‌بینی هوای همزطوفه‌ای برای چند منطقه‌ی عمل یاتی بزرگ، اختصاص پیدا کرده است، زیرا نیاز به تعداد زیاد متابع محاسباتی جهت توسعه و عملیاتی شدن یک الگوی عددی پیش‌بینی هوا دارنده‌ی مناطق طی سال‌های ۱۹۹۰ تغییراتی کرده‌اند. در حال حاضر چندین گروه در ایالات متحده هستند که از پیش‌بینی‌های همزمان بر اساس یک سری تغییرات مجهز شده‌اند. با مطالعات انجام شده توسط کیو و همکارانش در سال ۱۹۹۸ تین تح لات به

دلیل سه عامل مهم زیر صورت گرفته است:

۱. ایجاد پایگاه‌های محاسباتی با توان اجرایی بالا؛
۲. اشتراک نتایج الگوهای میان مقیاس (مانند RAMS، MM5 و ARPS) محتویت الگو (م اند پارامترسازی فیزیکی)؛

1- Fritsch & et al

2- Kuo & et al

3- Lyons & et al

4 - Dudhia

۲. دست‌یابی همزمان تحلیل‌ها و پیش‌بینی داده‌ها (در نقاط شبکه) از اجرای عملیاتی مرکز بین‌المللی برای پیش‌بینی‌های محیطی

نتایج تعدادی از الگوهای منطقه‌ای پیش‌بینی عددی حاکی از پیشرفت‌های زیادی در الگوهای عمده‌ای است (کل و همکارانش، ۱۳۹۰: ۵).

با کسب موقعیت الگوهای پیش‌بینی عددی میان مقیاس در شیوه‌سازی‌ها، بسیاری از مرکز عملیاتی در دنیا از این الگوها استفاده نموده و الگوی میان مقیاس غیرهیدروستاتیک را به مرحله عملیاتی رسانده‌اند. مانند هم‌اکنون در مرحله‌ای قرار گرفته‌ایم که الگوهای میان مقیاس در بیشترین مرحله‌ی رشد خود قرار دارند.

۳. الگوی MM5

الگوی میان مقیاس PSU/NCAR^۱ یک الگوی فضای محدود، غیرهیدروستاتیک یا هیدروستاتیک (تنها ورژن دوم)، با مخصوصات زمینی سیگماست که به منظور شیوه‌سازی یا پیش‌بینی در میان مقیاس و مقیاس منطقه‌ای چرخش جو وظر آری شده است. این الگو در ایالت پن و انکار به صورت یک الگوی میان مقیاس مشترک بهبود یافته و این بهبود با همکاری‌های کاربران آن در چندین دانشگاه و لابراتوارهای دولتی ادامه پیدا نمود.

پنجمین نسل این الگوی میان مقیاس (MM5)، آخرین ورژن در سری‌هایی است که در ایالت پن توسط آنثس^۲ (۱۹۷۷) به کار گرفته شد و سپس در سال ۱۹۷۸ آن را سندسازی نمود. از آن زمان، تغییراتی برای انتشار کاربرد این الگو اری شد. این تغییرات شامل: ۱. توانایی چند شبکه ای شدن؛ ۲. دینامیک غیرهیدروستاتیک که اجازه می‌دهد الگو در مقیاس‌های کوچکتر (چند کیلومتری) مورد استفاده قرار گیرد؛ ۳. توانایی چند کاره روی حافظه‌ی تقسیم شده و توزیع شده ماشین‌ها؛ ۴. توانایی خوراندن داده‌های چهار بعدی؛ ۵. گرینه‌های فیزیکی بیشتر.

الگوی MM5 توسط چندین برنامه‌ی کمکی حمایت شده است که منسوب به سیستم الگوسازی MM5 می‌باشد.

1- Colle & et al

2 - MM5 Modeling System Version3,2004

3 - Anthes

یک نمودار نمایشی برای بررسی دقیق سیستم الگوسازی تهیه شده است. این نمودار با هدف نمایش دستور برنامه‌ها و جریان داده‌ها و توضیح خلاصه توابع الوهی آن می‌باشد. مستندسازی برای برنامه‌های مختلف در سیستم‌های الگوسازی به صورت آنلاین موجود است.

داده‌های زمینی و هم‌فشار هواشناسی به صورت افقی درون‌یابی شده است (برنامه‌های TERREIN و REGRID) از یک بخش طول‌عرض تا یک محدوده با دقت بالاروی یک مرکاتور، لامبرت یا یک تصویر استریوگرافیک. بنابراین درون‌یابی جزئیات میان مقیاس را فراهم نمی‌کند، داده‌های درون‌یابی شده ممکن است توسط مشاهدات از شبکه‌های استاندارد سطحی و ایستگاه‌های رادیوسوند با استفاده از روش کرسمن یا طرح‌واره چند ربعی ارتقا یابد. برنامه‌ی INTERPF درون‌یابی عمودی را لز سطوح فشاری تا مختصات سیگمای سیستم MM5 انجام می‌دهد. سطوح سیگمای نزدیک زمین از عوارض زمینی و سطوح سیگمای بالاتر از سطوح فشاری پیروی می‌کند. به دلیل آنکه دفعه عمودی و افقی و سایز منطقه‌ها متغیر است، برنامه‌های الگوسازی بعد پارامتریزه شالی را با مقادیر متغیر حافظه‌ی اصلی نیاز دارد. یک سری حافظه‌ی جانبی نیز به کار گرفته می‌شود.

بنابراین الگوی MM5 یک الگوی منطقه‌ای است که نیاز به یکسری شرایط الوهی مانند: شرایط مرزی جانبی جهت اجرا نیاز دارد. برای تهیه‌ی شرایط مرزی جانبی جهت اجرای الگو یکی از نیازها داده‌های شبکه شده برای پوشش کل دوره زمانی است که الگو تکمیل نموده است.

با توجه به ابعاد سلول‌های هم‌رفتی و اندازه شتاب قائم که در این سلول‌ها غیر قابل چشم‌پوشی است، لازم است برای شیوه سازی این پدیده از دستگاه معادلات غیر هیدروستاتیک استفاده شود. این بدان معنی است که الگوهایی که برای بررسی پدیده‌های هم‌رفتی مورد استفاده قرار می‌گیرند باید از نوع میان یا خرد مقیاس و نیز غیر هیدروستاتیک باشند.

یکی از الگوهای میان مقیاس غیر هیدروستاتیک که امروزه به طور نسبتی اگسترده‌ای در مطالعه‌ی فرایندهای هم‌رفتی مورد استفاده قرار می‌گیرد، الگوی MM5 است.

آخر قللر تفکیک الگوی های منطقه‌ای تا چند کیلومتر افزایش یافته است. این گونه الگوها مانند ARPS یا MM5 نمی‌توانند از تقریب هیدروستاتیک بهره گیرند، زیرا تقریب هیدروستاتیک در این مقیاس‌ها معتبر

نیست. در سال‌های اخیر الگوهای غیر هیدروستاتیک دیگری توسعه یافته و مورد استفاده روزمره قرار گرفته‌اند. اخیراً استفاده از الگوهای تمام کره‌ای (جهانی) غیر هیدروستاتیک نیز رایج شده است.

مواد و روش تحقیق

(الف) مواد

چون الگوی MM5 ابتدا برای شیوه‌سازی‌ها و مطالعه‌ی داههای واقعی طراحی شده است، به مجموعه داده‌های زیر جهت اجرا نیاز دارد:

الف-۱) داده‌های توپوگرافی و کاربری زمین؛

الف-۲) داههای شبکه شده که لاقل، متغیرهای فشار سطح دریا، باد، دما، رطوبت نسبی و ارتفاع ژئوپتانسیل در ترازهای فشاری سطح زمین، ۱۰۰۰، ۸۵۰، ۷۰۰، ۵۰۰، ۴۰۰، ۳۰۰، ۲۵۰، ۲۰۰، ۱۵۰، ۱۰۰ میلی‌باری را شامل شود؛

الف-۳) داده‌های دیدبانی شامل گمانهزنی‌ها و گزارش‌های سطحی؛

الف-۴) مجموعه اصلی از داده‌های توپوگرافی، کاربری زمین و پوشش گیاهی را که گستره‌ی جهانی دارند با درجه‌ی تفکیک متفاوتی توسط کاربر برای الگو تعیین می‌شوند.

(ب) روش تحقیق

برای شیوه‌سازی و پیش‌بینی بارش‌های رگباری حاصل از سلول‌های هم‌رفی با کمک الگوی MM5 روش‌های زیر به کار گرفته شد:

۱. ابتدا مبانی نظری الگوی MM5 و پیشنهای استفاده از آن در شیوه‌سازی بارش‌های رگباری مورد بررسی قرار گرفت؛

۲. سپس مناطقی که بارش‌های رگباری در آن مناطق از فرآونی پیشتری برخوردار هستند، تعیین شدند؛

۳. بارش‌های رگباری در مناطق تعیین شده با استفاده از الگوی MM5 شیوه‌سازی شد؛

۴. همچو خروجی‌های الگو بر اساس الگوهای بارش در منطقه‌ی مورد مطالعه، بررسی گردید؛

۵. توانایی الگو در پیش‌بینی بارش‌های رگباری حاصل از سلول‌های هم‌رفی بررسی شد.

در این تحقیق با شیوه‌سازی بارش‌های رگباری در منطقه‌ی جنوب غرب ایران توسط این الگو، عملکرد آن مورد ارزشیابی قرار گرفته است.

برای انجام این بررسی، شش مورد را که در آن بارش‌های رگباری شدید رخ داده و شامل پدیده‌های مورد نظر در منطقه‌ی جنوب غرب (با طول و عرض جغرافیایی که در جدول الف مشاهده می‌شود) انتخاب و پس از بررسی نقشه‌های واقعی و الگوی MM5 نتایج مورد بررسی قرار گرفت (که دو مورد آن در اینجا توضیح داده می‌شود). چون فرایند بارش‌های هم‌رفتی دارای ابعاد افقی کوچک‌تر است، در اینجا از طرح‌واره‌ای استفاده شده که ابعاد افقی حدود ده کیلومتر را بتواند شیوه‌سازی کند. بر اساس تحقیقات انجام شده، مطابق تنظیمات موجود در جدول الف، در مطالعه‌ی حاضر نزدیک‌ترین جواب به واقعیت به دست آمد، لذا مناسب‌ترین طرح‌واره گرل¹ و طرح‌واره لایی مرزی، بلکه آدر² شناخته شد.

جدول الف - تنظیمات الگو در این مطالعه برای هریک از دامنه‌ها

۶۰ درجه شرقی	طول جغرافیایی
۲۶ تا ۳۵ درجه شمالی	عرض جغرافیایی
۲	تعداد شبکه‌های تو در تو
۹,۲۷ کیلومتر	گام افقی شبکه
Grell	طرح‌واره هم‌رفت
Blackadar	طرح‌واره لایی مرزی
۲۱۶۰۰ S	گام زمانی داده‌ها
۴۸ ساعت	زمان پیش‌بینی

نتایج

بررسی نقشه‌ها (نقشه‌های واقعی) در روز ۲۵ و ۲۶ دسامبر ۲۰۰۴ (اشکال ۱ الی ۴) حاکی از نفوذ زبانه‌های پرفشار و سرد سیری از سمت شمال شرق و همچنین تأثیر زبانه‌های کم فشار و گرم از شمال آفریقا در ساعت میانی این روز روی جنوب غرب کشور بود. همان‌گونه که انتظار می‌رفت، نفوذ این زبانه‌ی پرفشار منجر به

1. Grell
2. Blackadar

بارش‌های رگباری شدید در منطقه شد و با نفوذ هوای گرمی از شمال آفریقا و زبانه‌ی کم فشار به سمت منطقه مورد نظر و با جریانی که از سمت جنوب و از روی دریا به خشکی ایجاد نمود، زمینه برای شکل گیری سلول‌های هم‌رفتی نوع بارش‌های گزارش شده، نشان دهنده‌ی وقوع هم‌رفت در منطقه است. بر اساس تحقیقات انجام شده، نتایج الگو نیز به خوبی این بارش‌ها را شیوه‌سازی نمود. بررسی مقدار ییشینه و کمینه‌ی بارش پیش‌بینی شده توسط الگو و مقایسه‌ی آن با دیدبانی‌ها، نشان می‌دهنکه کیفیّت نتایج تولید شده مناسب‌اند (اشکال ۱۱ و ۹).

در روز ۱۶ تا ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵ (اشکال ۸ و ۵) همان‌گونه که در فصل قبل اشاره شد، منطقه‌ی جنوب غرب تحت تأثیر پرفشار سیری و همچنین ناوه‌ی کم فشاری، که از جنوب به منطقه نفوذ کرده است، قرار دارد که منجر به شکل گیری سلول‌های بسته‌ی کم فشار شده است، لذا بارش‌های حاصل از سلول‌های هم‌رفت ناشی از همان زبانه‌ی پرفشار نیز بسته شدن سلول کم فشار در منطقه بوده است. نتایج الگو برای روز شانزدهم قابل توجه است، اما نتایج روز هفدهم را اخلاف زیادی با واقعیّت است (اشکال ۱۰ و ۱۲).

در دوره ۲۳ تا ۲۵ دسامبر ۲۰۰۵، نتایج شیوه‌سازی به وسیله‌ی الگو در مقایسه با الگوهای واقعی قابل توجه است و از لحاظ بارندگی نیز مقادیر ییشینه و کمینه‌خصوصه دار روز بیست و پنجم انطباق خوبی را نشان می‌دهند.

از نظر آماری می‌توان گفت، از ۵۲ درصد بهترین نتیجه تا ۹۵ درصد نامناسب ترین نتیجه حاصل شد.

جدول ب) نتایج مقایسه‌ی آماری بین نتایج الگو و مشاهده

روز	بایاس ۱	میانگین خطای مطلق ۲
۲۰۰۴ دسامبر ۲۵	-۰.۲۰۴	۱۱.۷۳
۲۰۰۵ نوامبر ۱۶	۰.۰۳۱	۱۲.۵۸
۲۰۰۵ نوامبر ۱۷	۱۳.۳۶۱۶	۱۵.۷۹

1 - Bias

2 - Mean Absolut Error (MAE)

همچنین در تصاویر ۱۳ الی ۱۶، می‌توان پهنه‌بندی داده‌های واقعی و داده‌های حاصل از الگو را مشاهده نمود.

با نتایج به دست آمده می‌توان گفت که الگوی مذکور توانایی پیش‌بینی بارش‌های حاصل از سیستم‌ها را به خوبی دارد. بر اساس نقشه‌های واقعی در بهترین مورد مطالعه که الگو پاسخ مناسبی را به دست داد، الگوهای واقعی نشان دهنده‌ی کثرشماری تاسطوح بالایی بودند و ناپایداری را تاسطوح بالایی به خوبی می‌توان مشاهده نمود. اما در مورد دیگر، یعنی روز ۱۷ نومبر، که الگو جواب نامناسبی داد، در نقشه‌های واقعی ناپایداری‌ها تنها در سطوح پایین نشان داده می‌شد و کثرشماری نیز تنها در سطوح پایین است و این نشان‌دهنده‌ی این است که بارش‌ها در این روز حاصل از شرایط محلمی بوده و الگو توانایی پیش‌بینی این نوع بارش‌ها را نداشته است.

بطور کلی می‌توان عوامل ایجاد خطا در نتایج به دست آمده را به شرح زیر دسته‌بندی نمود:

۱. با توجه به این‌که اطلاعات مربوط به دمای سطح دریا، که نقش هژو و مه در شکل گیری گردش-های محلمی و همچنین گردش‌های بزرگ مقیاس دارد، در دسترس نبوده و این اطلاعات به الگو داده نشده است؛

۲. احتمال خطأ در تعیین رطوبت خاک در الگو؛

۳. انتشار خطا در الگو به دلیل استفاده از شبکه‌های تودرتو، که در این روش نتایج الگو در شبکه‌های بزرگ‌تر به عنوان شرایط مرزی برای شبکه‌های کوچک‌تر در نظر گرفته می‌شود؛

۴. همچنین باید توجه داشت که هم‌رفت پدیده‌ای است که در بازه‌ی زمانی و مکانی بسیار کوچک شکل می‌گیرد، لذا پیش‌بینی آن با توجه به محدودیت قدرت تفکیک در الگوی MM5 (۵ کلومتر و پیشتر) کاری دشوار و همراه با خطأ خواهد بود؛

۵. خطأ در اطلاعات ثبت شده در ایستگاهها (مانند خطا در ثبت میزان باران یا پدیده‌ها)؛

۶. خطا در مقادیر عددی بارش که توسط نرم افزار ترسیمی گردز^۱ داده‌های بارش درون‌یابی شده است.

مشکلات و پیشنهادها**(الف) مشکلات**

به طورکاری می‌توان عوامل ایجاد خطا در نتایج به دست آمده را به شرح زیر دسته‌بندی نمود:

۱. خطای طلاعات ثبت شده در استگاهها (مانند خطای ثبت میزان باران یا پدیده‌ها)؛
۲. با توجه به این که اطلاعات مربوط به دمای سطح دریا که نقش مؤثمه بیشتر در شکل گیری گردش‌های محرک و همچنین گردش‌های بزرگ مقیاس دارد هر دسترس نبوده این اطلاعات به الگو داده نشده است؛
۳. احتمال خطای تعیین رطوبت خاک در الگو؛
۴. انتشار خطای در الگو به دلیل استفاده از شبکه‌های تودرتو، که در این روش نتایج الگو در شبکه‌های بزرگ‌تر به عنوان شرایط مرزی برای شبکه‌های کوچک‌تر در نظر گرفته می‌شود؛
۵. همچنین باید توجه داشت که هم‌رفت پدیده‌ای است که در بازه‌ی زمانی و مکانی بسیار کوچک شکل می‌گیرد، لذا پیش‌بینی آن با توجه به محدودیت قدرت تفکیک در الگوی MM5 (۵ کیلومتر و بیشتر) کاری دشوار و همراه با خطا خواهد بود؛
۶. خطای مقادیر عددی بارش، که توسط نرم افزار ترسیمی GrADS داده‌های بارش درون‌یابی شده است.

(ب) پیشنهادها

با بررسی های انجام شده روی موارد نمونه‌های مطالعه می‌توان گفت که الگو در یشتلین موارد نتایج نسبتی مأقبل قبولی را تولید کرده است و در برخی موارد توانایی پیش‌بینی بارش‌های رگاری را دارد. اما به دلیل این که هم‌رفت پدیده‌ای است که در بازه‌ی زمانی و مکانی بسیار کوچک شکل می‌گیرد، لذا به نظر می‌رسد که می‌توان راهکارهای زیر را جهت تولید نتایج با کیفیت و کم تأثیر ارائه کرد:

۱. کاربرد طرح وارهای لایه‌ی مرزی مختلف تا توان نتایج را مقایسه نمود و توانایی الگو را بهتر ارزشیابی نمود؛
۲. باید ورودهای لهجه الگو و یا به عبارتی شرایط مرزی از قبیل توپوگرافی را بادقت پیشتری تعیین نمود و همچنین خطای مقادیر مشاهداتی را در نظر گرفت؛
۳. اطلاعات منطقه‌ای (بخش little-l در الگو) به عنوان ورودی در بخشی از الگو وارد شود؛
۴. اطلاعات مربوط به سطح آب و یا به عبارتی داده‌های استگاهی دریایی در نظر گرفته شود؛
۵. نوشتگری برنامه‌ای جهت درون‌یابی دقیق داده‌های بارندگی توسط الگو؛
۶. با توجه به این که در پیشتر موارد مطالعه، اریبی منفی به دست آمده است، (به عبارتی مقادیر الگو از مقادیر دیدبانی شده کمتر است) پیشنهاد می‌شود با مطالعه‌ی موارد پیشتر در منطقه‌ی مورد مطالعه یک ضریب تصحیح برای نتایج الگو پیدا نمود.

تقدیر و تشکر

در نهایت از مرکز پیش‌بینی و خدمات ماشینی سازمان هواسنایی و به خاطر همکاری‌های بی‌دریغ شان سپاسگزاری می‌نماییم.

منابع و مأخذ

- ۱- سبزی پرور، علی اکبر، (۱۳۷۰)، بررسی سینوپتیکی سامانه‌های سیل زا در جنوب غرب ایران، پایان نامه‌ی کارشناسی ارشد، دانشگاه تهران، مؤسسه‌ی زمین‌فیزیک.
- 2-Anthes, R.A., Y.H.Kuo, S.G.Benjamin, Y.F.Li, 1982: *The evolution of the mesoscale environment of severe local storms*, Preliminary modeling result. Mon. Wea. Rev. 110, 1187-1213.
- 3-Anthes,T.A.,1977,*A Cumulus Parameterization Scheme Utilizing a One Dimensional Cloud Model*, Monthly Weather Review,105, 270-286.
- 4-Atkins, N.T., R.M. Wakimoto, and T.M. Weckwerth, 1995: *Observations of the sea-breeze front during CAPE*. Part II: dual-Doppler and aircraft analysis. Mon. Wea. Rev., 944-969.
- 5-Blanchard, D. O, and R. E. Lopez, 1985: *Spatial Patterns of Convection in South Florida*. Mon. Wea. Rev., 113, 1282 - 1299.
- 6-Boybeyi, Z, and S. Raman, 1992: *A three-dimensional numerical sensitivity study of convection over the Florida peninsula*. Bound. Lay. Meteorol, 60 325 - 359.
- 7-Byers, H. R., and H. R. Rodebush, 1948: *Causes of thunderstorms of the Florida Peninsula*. J. Meteor., 5, 275 - 280.
- 8-Chen, Y.-L., and J.-J. Wang, 1995: *The effects of precipitation on the surface temperature and airflow over the Island of Hawaii*. Mon. Wea. Rev., 123, 681 - 694.
- 9-Colle, B.A, C.F. Mass, 2000, *Sensitivity studies and evaluation of the MM5 precipitation forecasts*. Mon. Wea. Rev. 128, 593-617.
- 10- Dudhia, J., 1993: *A nonhydrostatic version of the Penn-State-NCAR mesoscale model: Validation tests and simulation of an Atlantic cyclone and cold front*. Mon. Wea. Rev, 121, 1493 - 1513.
- 11- Kain, J.S, and J.M. Fritsch, 1990: *A one dimensional entraining/detraining plume model and its application to convective parameterization*. J. Atmos. Sci., 47, 2784-2802.
- 12- Kingsmill, D. E., 1995: *Convection initiation associated with a sea-breeze front, a gust front, and their collision*. Mon. Wea. Rev., 123, 2913 - 2933.
- 13- Lyons, W. A., C. J.Tremback, and R. A. Pielke, 1995: *Applications of the Regional Atmospheric Modeling System (RAMS) to provide input to photochemical grid models for the Lake-Michigan Ozone study (LMOS)*. J. Appl. Meteorol., 34, 1762 - 1786.

- 14- Nichols, M.E., R.A. Pielke, W.R. Cotton, 1991: *A two-dimensional numerical investigation of the interaction between sea breezes and deep convection over the Florida peninsula.* Mon. Wea. Rev., 119, 298 - 323.
- 15- Pielke, R. A., 1984: *Mesoscale Numerical Modelling.* Academic Press, New York, 612 pp.
- 16- PSU/NCAR Mesoscale Modeling System, *Tutorial Class Notes and User's Guide:MM5 Modeling System Version3*,2004
- 17- Watson, A. I., and D. O. Blanchard, 1984: *The relationship between total area divergence and convective precipitation in south Florida.* Mon. Wea. Rev., 112,673 - 685.

مشخصات نویسندها:

دکر امیر حسین مشکوکاتی، استاد دانشگاه آزاد اسلامی واحد علوم و تحقیقات تهران.

دکر مجید مزرعه فراهانی، عضو هیأت علمی مؤسسه ژئوفیزیک دانشگاه تهران.

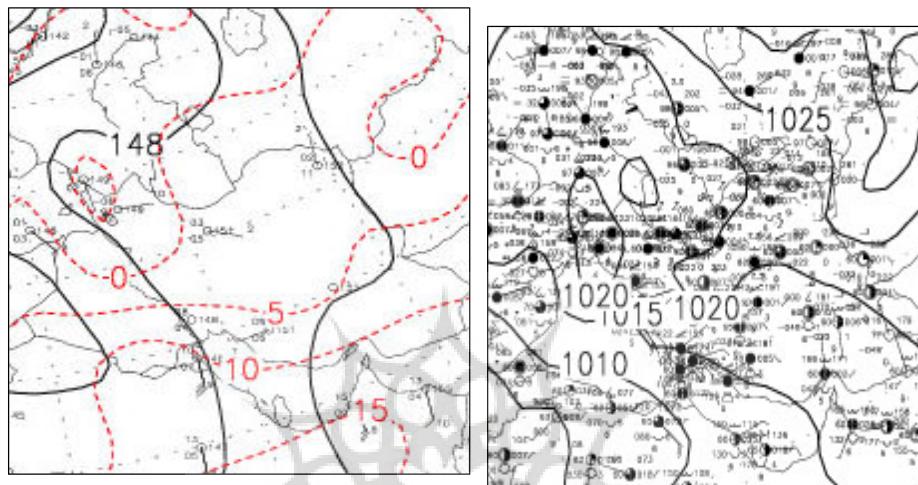
شهرزاد قندهاری، کارشناس ارشد پژوهشکده اقلیم شناسی مشهد.

سمیه جعفری، کارشناس سازمان هوافضای اسلامی کشور.



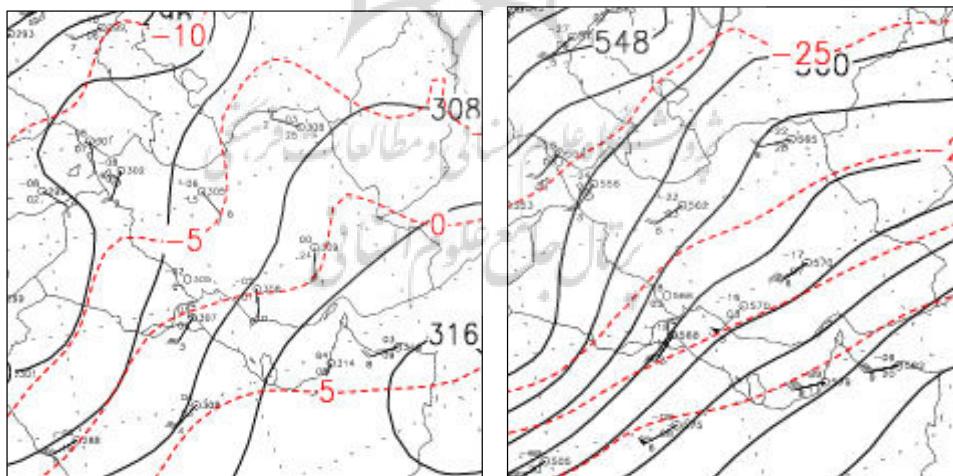
پژوهشکه علوم انسانی و مطالعات فرهنگی
پرستال جامع علوم انسانی

نقشه‌های واقعی سطح زمین



شکل ۲- نقشه سطح
۸۵۰ میلی باری روز ۲۵ دسامبر

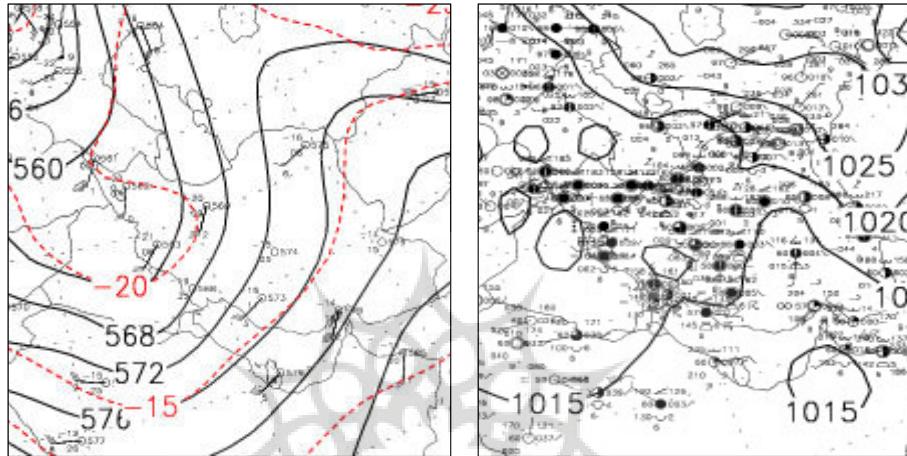
شکل ۱- نقشه سطح زمین
روز ۲۵ دسامبر ۲۰۰۴



شکل ۴- نقشه سطح ۷۰۰ میلی باری
روز ۲۵ دسامبر ۲۰۰۴

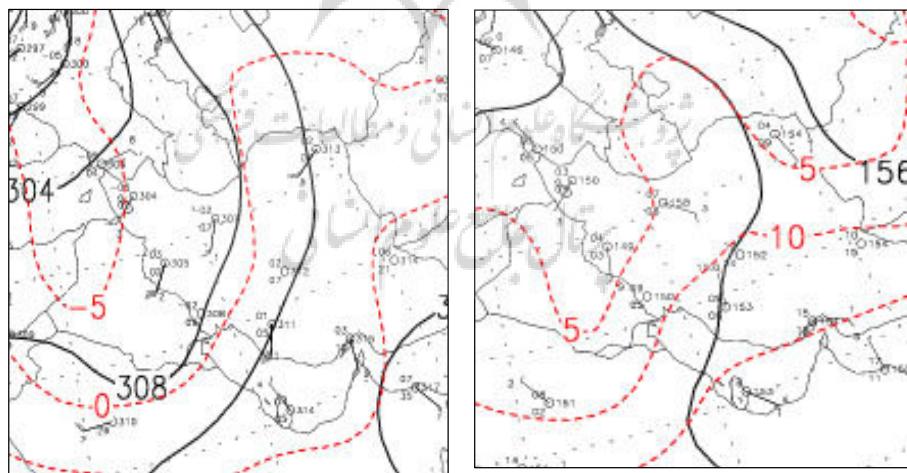
شکل ۳- نقشه سطح ۵۰۰ میلی باری
روز ۲۵ دسامبر ۲۰۰۴

نقشه های واقعی سطح زمین



شکل ۶- نقشه سطح ۸۵۰ میلی باری
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵

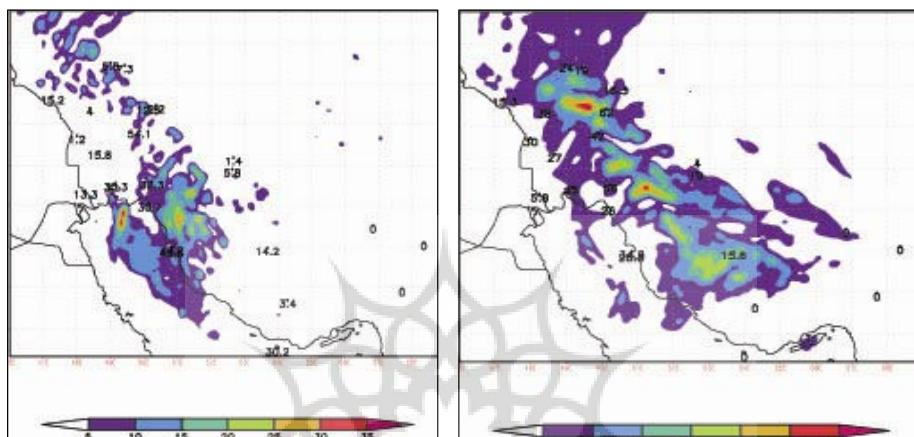
شکل ۵- نقشه سطح زمین
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵



شکل ۸- نقشه سطح ۷۰۰ میلی باری
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵

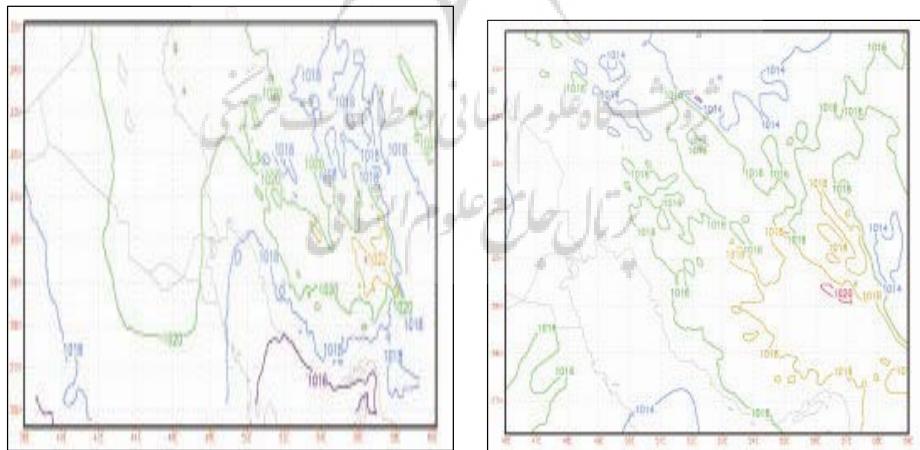
شکل ۷- نقشه سطح ۵۰۰ میلی باری
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵

نقشه‌های حاصل از مدل



شکل ۱۰- نقشه بارندگی
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵

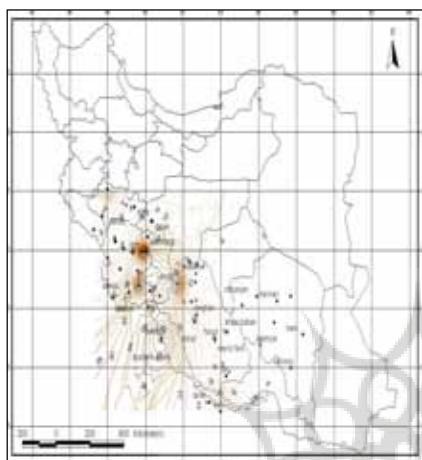
شکل ۹- نقشه بارندگی
روز ۲۵ دسامبر ۲۰۰۴



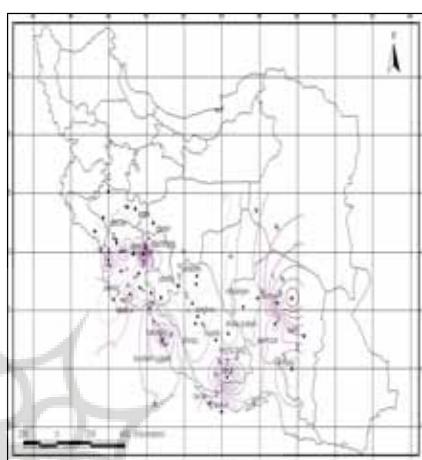
شکل ۱۲- نقشه سطح فشاری
روز ۱۷ نوامبر ۲۰۰۵

شکل ۱۱- نقشه سطح فشاری
روز ۲۵ دسامبر ۲۰۰۴

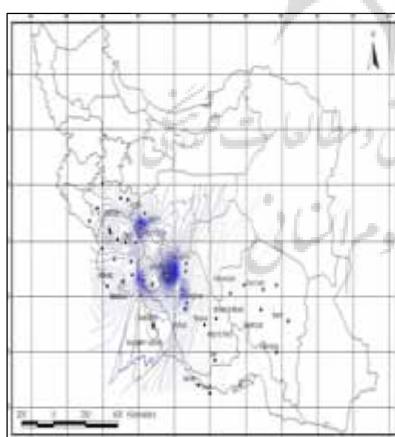
مقایسه پهنه بندی داده های واقعی و داده های حاصل از مدل با استفاده



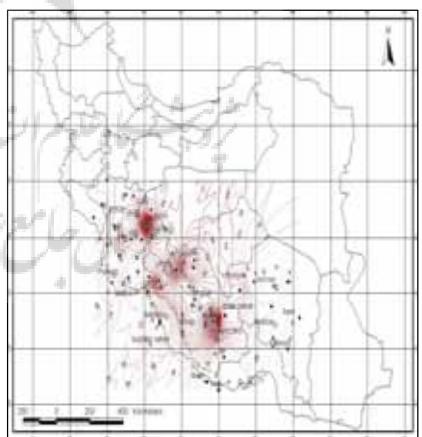
شکل ۱۴- نتایج بارندگی حاصل
از مشاهدات



شکل ۱۳- نتایج بارندگی حاصل
از مدل



شکل ۱۶- نتایج بارندگی حاصل از
مشاهدات



شکل ۱۵- نتایج بارندگی حاصل
از مدل