

تأثیر تفکیک افقی بر دقت پیش‌بینی بارش با استفاده از مدل WRF منطقه مورد مطالعه: حوضه‌های آبریز کرخه و کارون

چکیده

با وجود پیشرفت قابل‌توجه مدل‌های پیش‌بینی عددی وضع هوا، هنوز پیش‌بینی دقیق بارش چالش‌برانگیز است. با توجه به اهمیت دقت پیش‌بینی بارش در هیدرولوژی و پیش‌بینی سیلاب، در این تحقیق جهت نشان دادن اثر تفکیک افقی بر روی دقت بارش مدل WRF، پیش‌بینی بارش مدل برای سه حوضه با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر در پنج مورد بارش سنگین منجر به سیلاب (بیشتر از ۵۰ میلی‌متر در ۲۴ ساعت) در حوضه‌های آبریز کرخه و کارون مورد ارزیابی قرار گرفت. در ابتدا شرایط حاکم بر جو در هنگام رخداد بارش‌های سنگین در منطقه مورد مطالعه از نظر همدیدی با داده‌های ECMWF با تفکیک افقی ۰/۷۵ درجه بررسی شد. در ادامه جهت بررسی کیفیت برون‌داد مدل از نظر همدیدی، رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال، رطوبت نسبی و شار رطوبت افقی در تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال برای سه حوضه مدل با تفکیک افقی متفاوت ترسیم و با نقشه‌های متناظر آن‌ها با داده‌های بازتحلیل مقایسه شدند. سپس برون‌داد بارندگی تجمعی مدل WRF با مقادیر دیدبانی تجمعی ۲۴ ساعته در ۲۲ ایستگاه همدید در حوضه آبریز کارون و ۲۰ ایستگاه همدید در حوضه آبریز کرخه مقایسه شد. برای راستی‌آزمایی برون‌داد مدل WRF از شاخص آماری ضریب همبستگی استفاده شده است. همچنین جهت بررسی دقیق‌تر، میانگین و بیشینه بارش تجمعی ۲۴ ساعته دیدبانی و پیش‌بینی در سه حوضه مدل و درصد خطای هر یک از حوضه‌ها تعیین شد. نتایج نشان می‌دهد که در بررسی همدیدی در هنگام رخداد بارش‌های سنگین، پیش‌بینی مدل در هر سه حوضه و تفکیک‌های افقی مختلف (برای نمونه از نظر جهت حرکت بردارهای باد، بیشینه، گستردگی مرکز و انحنا در رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال و همچنین میزان رطوبت نسبی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال) با واقعیت تطابق کامل دارد. همچنین در مقایسه بارش دیدبانی و پیش‌بینی، دامنه ۴ کیلومتری با ضریب همبستگی بالاتر، دقت بیشتری دارد. درمجموع پیش‌بینی بارش مدل WRF برای حوضه با تفکیک افقی ۴ کیلومتر از نظر افزایش دقت در پیش‌بینی بارش و سیلاب قابل‌قبول می‌باشد به‌طوری‌که پیش‌بینی مدل در حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر در مقایسه با حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر از نظر میانگین بارش حوضه‌های آبریز ۷ درصد و از نظر مقدار بیشینه بارش ۵ درصد بهبود داشته است و همچنین درصد بهبود حوضه سوم مدل نسبت به حوضه اول مدل با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر برای میانگین و بیشینه بارش حوضه‌های آبریز، به ترتیب درصد و ۲۲ درصد می‌باشد.

واژگان کلیدی: مدل WRF، تفکیک افقی، ضریب همبستگی، میانگین بارش، بیشینه

بارش.

مقدمه

طبیعت در طول تاریخ، چهره خشن خود را با پدیده‌هایی چون سیل به انسان‌ها نشان داده است. انسان تا چند دهه پیش به هنگام مواجهه با بلایای طبیعی به‌شدت ناتوان بود و از گذشته‌های دور به این می‌اندیشید که به‌طور مسالمت‌آمیزی در کنار آن به زندگی ادامه دهد، ولی متأسفانه

مهناز کریم‌خانی^{*۱}

تورج جمشیدی خزلی^۲

مجید آزادی^۳

ابراهیم فتاحی^۴

۱. دانشجوی دکتری هواشناسی، دانشگاه آزاد اسلامی، واحد علوم و تحقیقات، گروه هواشناسی، تهران، ایران

۲. دانشجوی دکتری هواشناسی، پژوهشکده هواشناسی، تهران، ایران

۳. دانشیار گروه هواشناسی، پژوهشکده هواشناسی، تهران، ایران

* مسئول مکاتبات:

Mahnaz_karimkhany@yahoo.com

تاریخ دریافت: ۹۶/۰۴/۱۴

تاریخ پذیرش: ۹۶/۱۱/۲۴

کد مقاله: ۱۳۹۶۰۴۰۵۴۴

این مقاله برگرفته از طرح پژوهشی است.



وقوع چنین بلایای طبیعی، کاملاً ناگهانی بوده و بسیاری از انسان‌های بی‌گناه را به کام مرگ می‌کشاند. بسیاری از فعالیت‌های اجتماعی و اقتصادی انسان‌ها به شرایط جوی و اقلیمی بستگی دارد. حوضه‌های آبریز کرخه و کارون از جمله مناطقی هستند که به دلیل وقوع بارش‌های سنگین منجر به سیلاب، متحمل خسارات فراوانی می‌شوند. بنابراین پیش‌بینی این بارش‌ها در جهت کاهش خسارات در این مناطق از اهمیت بسزایی برخوردار است. یکی از قدیمی‌ترین و چالش‌برانگیزترین مسائل در پیش‌بینی وضع هوا، پیش‌بینی کمی بارش است. پیش‌بینی بارش برای کاربردهای هیدرولوژیکی و پیش‌بینی سیلاب‌ها دارای اهمیت زیادی می‌باشد. امروزه پیش‌بینی وضع هوا محدوده وسیعی از زندگی روزمره را تحت تأثیر خود قرار داده است. برای نمونه می‌توان به پیش‌بینی وضع هوا در زندگی عادی، مسائل اقتصادی، ورزشی، پزشکی و نظایر آن اشاره کرد. صحت و دقت پیش‌بینی‌ها از جمله مسائل پراهمیت و عمده می‌باشد، برای این منظور با استفاده از روش‌های آماری و امتیازهای مهارتی به راستی‌آزمایی پیش‌بینی‌ها پرداخته می‌شود. راستی‌آزمایی پیش‌بینی وضع هوا از دیرباز (۱۸۸۴) مورد استفاده قرار گرفته (Muller, 1994) و در امور بین‌المللی نیز ضروری به نظر می‌رسد. سازمان هواشناسی جهانی (WMO) یک گزارش فنی که بررسی جامعی از روش‌های راستی‌آزمایی پیش‌بینی مورد استفاده در دهه ۱۹۸۰ را در بردارد، منتشر کرده است (Stanski et al., 1989). منظور از فرآیند راستی‌آزمایی همان ارزیابی کیفیت پیش‌بینی‌های هواشناسی است که در آن نتایج فرآیند پیش‌بینی با دیدبانی متناظر مقایسه می‌شود. در راستی‌آزمایی هر پیش‌بینی یک ارزیابی عینی از کیفیت پیش‌بینی به شیوه‌های متفاوت صورت می‌گیرد. یکی از مهم‌ترین اهداف راستی‌آزمایی آن است که نتایج آن باید حاوی اطلاعات مفیدی باشد تا بتواند راهکارهای جدیدی برای پیش‌بینی بهتر به دست آورد. تحلیل آماری راستی‌آزمایی و یا سایر اجزای آن می‌تواند در ارزیابی نقاط قوت و ضعف پیش‌بین و یا امر پیش‌بینی کمک کند. همان‌طور که برای پیش‌بینی روش‌های متفاوتی وجود دارد، راستی‌آزمایی نیز به روش‌های متفاوتی صورت می‌گیرد.

تفکیک افقی در مدل‌های پیش‌بینی عددی وضع هوا برای پیش‌بینی بارش از اهمیت زیادی برخوردار می‌باشد. در نقاط مختلف دنیا مطالعات گسترده‌ای جهت بررسی تأثیر تفکیک افقی در دقت پیش‌بینی بارش انجام شده است. این بررسی‌ها نشان دادند که افزایش تفکیک افقی می‌تواند توانایی مدل را برای پیش‌بینی بارش ارتقاء بخشد (Doyle, 1997; McQueen et al., 1995; Martin, 1996; Katzfey, 1995; Bryan et al., 1999; Adlerman and Droegemeier, 2002; Petch et al., 2002; Davis and Carr, 2000; Colle et al., 1999; Xue and Martin, 2006; al., 2003). از دلایل اصلی افزایش دقت پیش‌بینی با افزایش تفکیک افقی می‌توان به موارد زیر اشاره کرد:

- ۱- خطای روش‌های عددی ناشی از گسسته‌سازی معادله‌های دیفرانسیلی کاهش می‌یابد.
 - ۲- ناهموازی و کاربری اراضی در مدل بهتر تفکیک شده بنابراین پدیده‌هایی که ناشی از اثرات ناهموازی هستند، بهتر تعیین می‌شود.
 - ۳- با کاهش فاصله شبکه‌ای، تعداد پدیده‌های کوچک مقیاس بیشتری در مدل تفکیک می‌شوند (Warner, 2011)
- آزادی و همکاران (۱۳۸۲) برونداد مدل WRF را با پارامتری سازی همرفت و فرآیندهای لایه مرزی مقایسه کردند. نتایج آن‌ها نشان می‌دهد که ترکیب طرح‌واره‌های Grell, Betts-Miller یا Kain-Fritsch برای همرفت با طرح‌واره Blackadar برای لایه مرزی در مقایسه با دیگر ترکیب‌ها نتایج بهتری را به همراه دارد. هدایتی دزفولی و آزادی (۱۳۸۹) به راستی‌آزمایی پیش‌بینی بارش مدل منطقه‌ای MM5 روی ایران پرداختند. نتایج تحقیق آن‌ها نشان داد که برای آستانه‌های کم بارش در مناطق جنوبی و برای آستانه‌های زیاد بارش در مناطق شمالی و مرتفع کشور خروجی مدل از دقت بیشتری برخوردار است.

تقوی و همکاران (۱۳۹۲) به ارزیابی پیش‌بینی‌های ۲۴ و ۴۸ ساعته بارش کمی مدل WRF در مناطق گوناگون ایران در دوره یک‌ماهه (فوریه ۲۰۰۷) پرداختند. نتایج این بررسی نشان داد که امتیازات مهارتی برای آستانه‌های متفاوت روی حوضه مورد تحقیق برای کل بازه یک‌ماهه و روزهای اوج بارش، بیانگر عملکرد به نسبت مطلوب مدل در رخداد بارش در بیشتر نواحی است. برای آستانه بارش ۰/۱ میلی‌متر مدل در بیشتر ایستگاه‌های همدیدی منتخب تعداد دفعات بارش را به درستی برآورد می‌کند و امتیاز مهارتی مطلوبی دارد. اگرچه هنوز دامنه بارش‌های برآورد شده دارای مشکلاتی است. ذاکری و همکاران (۱۳۹۳) به راستی‌آزمایی برونداد مدل WRF برای بارندگی بر روی کشور ایران در دوره

فوریه تا انتهای می سال ۲۰۰۹ پرداختند. نتیجه این تحقیق نشان داد که مهارت مدل در پیش‌بینی بارش برای آستانه‌های مختلف متفاوت است و با افزایش آستانه بارش مهارت مدل در پیش‌بینی مقدار بارندگی کاهش می‌یابد. در مجموع به نظر می‌رسد مدل از قابلیت نسبتاً مطلوبی برای پیش‌بینی بارندگی در چارچوب عملیاتی در منطقه ایران برخوردار است. ساسانیان و همکاران (۱۳۹۴) به ارزیابی عملکرد مدل WRF با نه پیکربندی فیزیکی مختلف برای پیش‌بینی بارش زمستانه جنوب غرب ایران پرداختند. آن‌ها برای آستانه‌های مختلف بارشی به راستی‌آزمایی با استفاده از کمیت‌های عددی و امتیازهای مهارتی پرداخته و طرح‌واره‌های مناسب جهت پیش‌بینی بارش را تشخیص دادند.

Evans و همکاران (۲۰۱۱) در جنوب شرق استرالیا اثر پارامتری‌سازی‌های فیزیک متفاوت در مدل WRF و اثر متقابل آن‌ها بر روی بارش‌های همرفتی میان‌مقیاس را مورد بررسی قرار دادند. با استفاده از ۳۶ پیکربندی متفاوت مدل WRF برای چهار روز انتخاب‌شده مورد بررسی قرار گرفت و با استفاده از امتیازهای مهارتی راستی‌آزمایی شد. Givati و همکاران (۲۰۱۲) به بررسی اثر تفکیک افقی بر روی دقت بارش مدل WRF جهت استفاده در پیش‌بینی رواناب پرداختند. آن‌ها مدل WRF را برای رخداد ۸ مورد بارشی برای ۴ حوضه متفاوت با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲، ۴ و ۱/۳ کیلومتر اجرا کرده و دریافتند که حوضه‌های با تفکیک افقی ۴ و ۱/۳ کیلومتر در مقایسه با بارش دیدبانی همبستگی بالایی داشته به‌طوری‌که ضریب همبستگی برای آن‌ها ۰/۹۶ و ۰/۹۲ محاسبه شده است.

Chotamonsak و همکاران (۲۰۱۲) به ارزیابی شبیه‌سازی بارش با استفاده از مدل WRF بر روی تایلند پرداختند. آن‌ها از چهار طرح‌واره پارامتری‌سازی همرفت BMJ (Betts, Miller, Janjic)، GD (Grell – Devenyi)، G3D (Grell – Devenyi) اصلاح‌شده و KF (Kain – fritsch) با استفاده و بدون استفاده از روش ناچینگ (Nudging) برای سال ۲۰۰۵ بررسی انجام دادند. آن‌ها نتیجه گرفتند که استفاده از ناچینگ نتایج بهتری داشته و طرح‌واره BMJ در صورت استفاده از ناچینگ می‌تواند کمترین میزان خطا را داشته باشد.

رنجبر و همکاران (۱۳۹۶) به پیش‌بینی و راستی‌آزمایی بارش مدل WRF در نیمه شمالی کشور در ۳۰ مورد بارشی و ۷۰ ایستگاه هواشناسی همدید پرداختند. آن‌ها در ابتدا بارش را به چهار آستانه ۰/۱، ۵، ۱۰-۵، ۱۵-۱۰ و بزرگ‌تر از ۱۵ میلی‌متر طبقه‌بندی کرده و با استفاده از جدول توافقی دودویی و محاسبه کمیت‌های عددی نسبت صحیح، هشدارهای نادرست، آهنگ برخورد، اریبی و آهنگ هشدارهای تقلبی و همین‌طور امتیازهای مهارتی‌های که، پیرس و گیلبرت برون‌داد مدل و دیدبانی را باهم مقایسه کردند. نتایج حاصل از این تحقیق نشان داد که توانایی مدل در پیش‌بینی بارش‌های بیشتر از ۱۵ میلی‌متر بالاتر و بهتر بوده است، همچنین مهارت مدل در پیش‌بینی بارش بزرگ‌تر از ۱۵ میلی‌متر نسبت به آستانه اول (۰/۱ - ۵ میلی‌متر) در حدود ۳۱ درصد، نسبت به آستانه دوم (۱۰-۵ میلی‌متر) در حدود درصد و نسبت به آستانه سوم (۱۵-۱۰ میلی‌متر) در حدود ۵۳ درصد دقت بیشتری داشته است.

یک مشکل رایج در استفاده از سنج‌های کلاسیک برای راستی‌آزمایی بارش آن است که پیش‌بینی‌های انجام‌شده با تفکیک افقی کمتر، از نظر سنج‌های کلاسیک دارای دقت بیشتری از پیش‌بینی‌های با تفکیک افقی بالاتر هستند (Ebert, 2008). علیرغم آنکه در بیشتر موارد بررسی چشمی پیش‌بینی‌های با تفکیک بالا به دیدبانی نزدیک‌تر می‌باشد. علت اصلی این امر آن است که سنج‌های کلاسیک (مانند TS، PC و ...) دارای جریمه دوگانه هستند یعنی اگر در پیش‌بینی بارش یک جابه‌جایی مکانی کوچک داشته باشیم، این جابه‌جایی در سنج‌های کلاسیک دو بار خطا به حساب می‌آید. بنابراین در سال‌های اخیر سنج‌های جدید شامل روش‌های فازی و ... پیشنهاد شده است که استفاده از این روش‌ها می‌تواند پیش‌بینی‌های انجام‌شده با تفکیک افقی بالا را به‌طور صحیح‌تری ارزیابی کند. اما شابان گفتن است که در این روش‌ها دسترسی به داده‌های دیدبانی با تفکیک افقی بالا مانند داده‌های رادار هواشناسی و ... ضروری است.

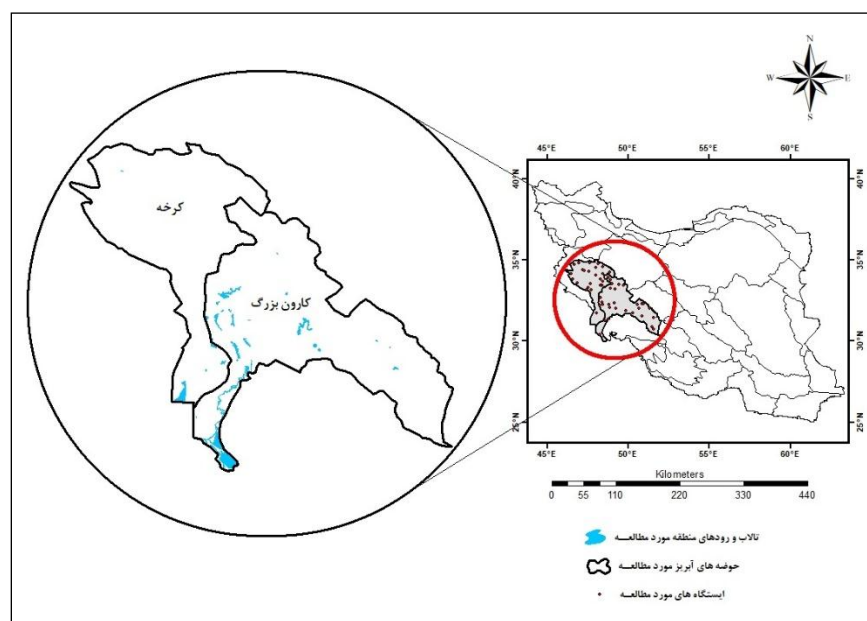
هدف از این تحقیق بررسی اثر تفکیک افقی روی دقت پیش‌بینی بارش مدل WRF و ارزیابی کیفیت پیش‌بینی مدل در حوضه‌های آبریز کرخه و کارون و ۴۲ ایستگاه همدیدی در حوضه‌های فوق می‌باشد. هرچند استفاده از روش‌های متداول راستی‌آزمایی مانند روش‌های دودویی نشان‌دهنده دقت پیش‌بینی مدل می‌باشد اما به دلیل مشکلات استفاده از آن‌ها در تفکیک‌های بالا (Ebert, 2008) و کمبود داده‌های دیدبانی مناسب در این مطالعه مورد استفاده قرار نگرفتند. همچنین به دلیل عدم دسترسی به داده‌های دیدبانی با تفکیک بالا مانند داده‌های رادار برای

تمام موردهای بارشی مورد بررسی، امکان راستی‌آزمایی با روش‌های فازی نیز میسر نشده است. اما چون در کاربردهای هیدرولوژی و برای پیش‌بینی سیل، دقت پیش‌بینی بارش کل حوضه از دقت پیش‌بینی منطقه‌ای اهمیت بیشتری دارد. بنابراین در این مقاله از روش‌های آماری مانند ضریب همبستگی بین مقدار بارش دیدبانی شده و پیش‌بینی شده و همچنین میانگین کل بارش و بیشینه بارش جهت راستی‌آزمایی استفاده شده است.

مواد و روش‌ها

منطقه مورد مطالعه در این تحقیق دو حوضه آبریز کرخه و کارون می‌باشد. وسعت حوضه آبریز کرخه حدود ۴۳ هزار کیلومترمربع، بین ۴۶°/۴۶' تا ۵۱°/۵۵' طول شرقی و ۳۰°/۳۷' تا ۳۴°/۸۰' عرض شمالی واقع شده است و شامل استان‌های همدان، کرمانشاه، کردستان، ایلام، لرستان و خوزستان می‌باشد. حوضه آبریز کارون که در مناطق میانی و جنوب غربی رشته‌کوه‌های زاگرس قرار دارد با مساحت حدود ۴۴۸۵۹ کیلومترمربع بین مختصات جغرافیایی ۴۸°/۲۱' تا ۵۱°/۵۵' شرقی و ۳۰°/۳۷' تا ۳۳°/۹۱' شمالی واقع شده است که در استان‌های خوزستان، لرستان، چهارمحال و بختیاری، کهگیلویه و بویراحمد و اصفهان قرار گرفته است.

در این مطالعه از ۲۰ ایستگاه هواشناسی همدیدی واقع در حوضه آبریز کرخه و ۲۲ ایستگاه هواشناسی همدیدی در حوضه آبریز کارون استفاده شده است. موقعیت حوضه‌های آبریز کرخه و کارون، تالاب‌ها، رودها و پراکندگی ایستگاه‌های دیدبانی همدیدی مورد مطالعه (۴۲ ایستگاه) در شکل ۱ نشان داده شده است.



شکل ۱: موقعیت حوضه‌های آبریز کرخه و کارون، تالاب‌ها، رودها و پراکندگی ایستگاه‌های دیدبانی همدید مورد مطالعه.

داده‌های دیدبانی و کنترل کیفی شده بارش در ۲۲ ایستگاه همدید در حوضه آبریز کارون و ۲۰ ایستگاه همدید در حوضه آبریز کرخه برای پنج مورد بارشی سنگین منجر به سیلاب (بیشتر از ۵۰ میلی‌متر در ۲۴ ساعت) و در تاریخ‌های ۳۰ مارس ۲۰۰۹، ۹ آوریل ۲۰۰۹، ۲۷-۲۸ اکتبر ۲۰۱۵، ۱۳ مارس ۲۰۱۶ و ۱۲-۱۳ آوریل ۲۰۱۶ از سازمان هواشناسی کشور تهیه شد. دیدبانی‌های بارندگی در ایستگاه‌ها به صورت تجمعی

شش ساعته هستند. آنچه که در این پژوهش مورد استفاده قرار می گیرد بارندگی تجمعی ۲۴ ساعته است که به صورت ۰۶UTC تا ۰۶UTC روز بعد گزارش می شود.

مدل WRF برای کاربری و استفاده در مقاصد عملیاتی پیش بینی عددی وضع هوا و همچنین مقاصد پژوهشی در زمینه علوم جو طراحی شده است، به گونه ای که این مدل برای استفاده در شبیه سازی و پیش بینی گستره وسیعی از پدیده های جوی از مقیاس چند متر تا چند صد هزار کیلومتر مناسب است (Skamarock و همکاران، ۲۰۰۸). مدل WRF یک مدل غیرهیدروستاتیک (با گزینه اختیاری هیدروستاتیک در حین اجرا) است که شبکه بندی افقی آن شبکه آراکوا C (Arakawa C-grid) می باشد. در این مدل از طرحواره های انتگرال گیری مرتبه دوم و سوم زمانی رانگ-کوتا (Runge-Kutta) و طرحواره های مرتبه دو تا شش برای فرارفت در دو راستای افقی و قائم استفاده می شود. این مدل از گام های زمانی کوچک برای مدهای اکوستیک (Acoustic) و امواج گرانشی استفاده می کند.

برای تفکیک افقی در مدل WRF، منطقه مورد مطالعه به صورت سطح پیوسته (حوضه اول با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر محدوده ۷۵-۳۰ درجه شرقی و ۵۰-۱۵ درجه شمالی، حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر محدوده ۶۳-۳۹ درجه شرقی و ۴۲-۲۴ درجه شمالی و حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر محدوده ۵۶-۴۴ درجه شرقی و ۳۹-۲۹ درجه شمالی) به صورت یک مجموعه متناهی از نقاط در دو بعد گسسته سازی می شود (خطوط سفید رنگ افقی و قائم در شکل ۲).

اساساً مدل WRF به عنوان یک ابزار دینامیکی برای انجام ریزمقیاس نمایی بر روی داده های پیش بینی تمام کره ای GFS به کار می رود. بنابراین استفاده از مدل های منطقه ای مانند مدل WRF یکی از روش های ریزمقیاس نمایی است که به آن ریزمقیاس نمایی دینامیکی گفته می شود.

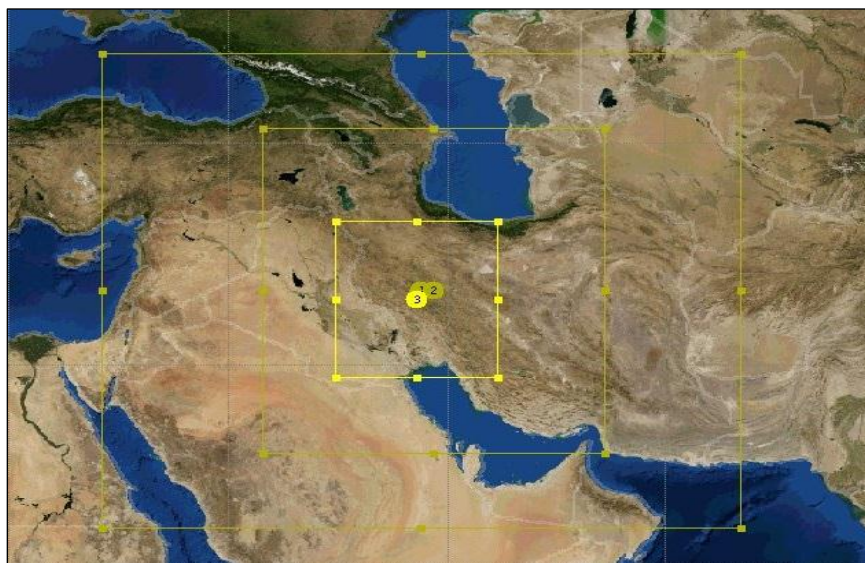
پیکربندی مورد استفاده در اجرای مدل براساس مطالعه ذاکری و همکاران (۱۳۹۳) انتخاب و در جدول ۱ ارائه شده است.

جدول ۱: پیکربندی مورد استفاده در اجرای مدل WRF.

حوضه ۳	حوضه ۲	حوضه ۱	پیکربندی
۴ کیلومتر	۱۲ کیلومتر	۳۶ کیلومتر	تفکیک افقی
۱۸۱×۱۸۱	۱۳۶×۱۳۶	۹۰×۹۰	تعداد نقاط شبکه
۱ ساعته	۱ ساعته	۳ ساعته	گام زمانی در دسترس بودن پیش بینی ها
تعداد ترازهای قائم ۲۷			
طرحواره لین (Lin et al., 1983)			
طرحواره کین - فریتز (Kain and Fritsch, 1990, 1993)			
طرحواره ملور - یامادا - یانیچ (Mellor and Yamada, 1982)			
طرحواره RRTM (Mlawer et al., 1997)			
طرحواره گودارد (Chou. and Suarez, 1994)			
۷۲ ساعت			
از ساعت ۱۸UTC روز اول تا ساعت ۱۸UTC سه روز بعد			
مدت زمان اجرا			
زمان شروع و پایان اجرا			

شرایط مرزی و اولیه مدل از داده های پیش بینی اجرای ساعت ۱۸UTC سامانه مدل سازی تمام کره ای موسوم به GFS (Global Forecast System) از مرکز ملی پیش بینی های محیطی (NCEP) با تفکیک افقی ۰/۵ درجه استخراج شده است. مدل برای پنج مورد بارشی سنگین و منجر به سیلاب (۳۰ مارس ۲۰۰۹، ۹ آوریل ۲۰۰۹، ۲۷-۲۸ اکتبر ۲۰۱۵، ۱۳ مارس ۲۰۱۶ و ۱۲-۱۳ آوریل ۲۰۱۶) در سه حوضه اجرا شده است. حوضه اول با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر محدوده ۷۵-۳۰ درجه شرقی و ۵۰-۱۵ درجه شمالی، حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲

کیلومتر محدوده ۳۹-۶۳ درجه شرقی و ۲۴-۴۲ درجه شمالی و حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر محدوده ۴۴-۵۶ درجه شرقی و ۲۹-۳۹ درجه شمالی را پوشش می‌دهد. اگر بخواهیم مدل را برای یک حوضه با تفکیک افقی مختلف انجام دهیم حجم محاسبات بسیار افزایش می‌یابد و روش انجام‌شده در این مطالعه یک روش استاندارد برای انجام ریزمقیاس‌نمایی دینامیکی می‌باشد (Givati et al., 2012). اجرای مدل به‌صورت روزانه و از ساعت ۱۸ UTC بوده است. شکل ۲ حوضه‌های مختلف اجرای مدل WRF (تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر برای حوضه‌های اول، دوم و سوم) را نشان می‌دهد. از طرح‌واره‌های همرفت کومه‌ای، خردفیزیک، تابش طول موج بلند، تابش طول موج کوتاه، شرایط سطح زمین، لایه سطحی و لایه‌مرزی سیاره‌ای برای پیکربندی فرمول منطقه‌ای WRF استفاده شده است. به دلیل ابزار محاسباتی در دسترس و افزایش حجم محاسبات، بیشینه تفکیک افقی به‌کاررفته در این مقاله ۴ کیلومتر می‌باشد.



شکل ۲: سه حوضه اجرای مدل WRF (تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر به ترتیب برای حوضه اول، دوم و سوم).

جهت انجام این مقاله، در ابتدا با استفاده از تحلیل‌های دقیق همدیدی برای هر پنج مورد بارش سنگین و با استفاده از داده‌های بازتحلیل ECMWF با تفکیک افقی ۰/۷۵ درجه ۰، علت بارش‌های سنگین جنوب و جنوب غرب کشور در این‌گونه موارد بررسی و تعیین شد که در ادامه یکی از تحلیل‌های همدیدی مربوط به مطالعه موردی ۱۲ آوریل ۲۰۱۶ برای نمونه ارائه شده است. سپس جهت بررسی کیفیت برونداد مدل از نظر همدیدی، رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال، رطوبت نسبی و شار رطوبت افقی در تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال در سه حوضه با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر مدل WRF با نقشه‌های متناظر داده‌های بازتحلیل مقایسه و نتایج در ادامه بیان می‌شود. در ادامه برونداد مدل WRF برای بارش تجمعی ۲۴ ساعته برای پنج مورد بارشی سنگین منجر به سیلاب (۳۰ مارس ۲۰۰۹، ۹ آوریل ۲۰۰۹، ۲۷-۲۸ اکتبر ۲۰۱۵، ۱۳ مارس ۲۰۱۶ و ۱۲-۱۳ آوریل ۲۰۱۶) در تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر برای حوضه‌های آبریز کرخه و کارون استخراج شد. سپس به دو روش، میزان همبستگی بین مقدار بارش دیدبانی شده و پیش‌بینی شده مدل مورد بررسی قرار گرفت. در حالت اول میزان همبستگی بین کل پیش‌بینی مدل و کل دیدبانی در پنج مورد بارش در ۵۴ ایستگاه همدیدی برای سه حوضه به‌طور مجزا و در حالت دیگر همبستگی بارش به‌صورت روزانه برای هر ایستگاه تعیین شد. در ادامه جهت تعیین میزان بهبود پیش‌بینی و ارزیابی عملکرد برونداد بارش مدل WRF در هر حوضه با تفکیک‌های افقی مختلف، مقدار درصد خطا برای میانگین کل بارش تجمعی ۲۴ ساعته و بیشینه بارش محاسبه شد.

نتایج

جهت بررسی عوامل بارش‌های سنگین در جنوب و جنوب غرب کشور، خصوصاً حوضه‌های آبریز کرخه و کارون به بررسی همدیدی کل پنج مورد بارشی سنگین منجر به سیلاب (بیشتر از ۵۰ میلی‌متر در ۲۴ ساعت) پرداخته شد. در زیر بارش ۱۲ و ۱۳ آوریل ۲۰۱۶ به‌طور کامل از نظر همدیدی تحلیل شده‌اند.

آنچه که به‌طور کلی باعث بارش‌های سنگین در جنوب و جنوب غرب کشور و مخصوصاً حوضه‌های آبریز کرخه و کارون می‌شود، تلفیق کم‌فشار مدیترانه و کم‌فشار گرمایی سودان و انتقال رطوبت و فرارفت هوای گرم قابل‌ملاحظه به تراز میانی جو و موقعیت مناسب قرارگیری رودباد جنب حاره و همراهی ترازهای زیرین با سطوح بالای جو می‌باشد که شرایط ناپایداری بارشی مناسب برای رخداد بارش سنگین را به وجود می‌آورد.

به‌عنوان نمونه بارش تاریخ ۱۲-۱۳ آوریل ۲۰۱۶ از نظر همدیدی مورد ارزیابی قرار گرفت، که به شرح زیر می‌باشد:

شکل ۳ (نقشه الف) خطوط ژئوپتانسیل و دمای تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال، ب) رطوبت نسبی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال، ج) خطوط ژئوپتانسیل و دمای تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال، د) رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال برای تاریخ ۱۲ آوریل ۲۰۱۶ را نشان می‌دهد.

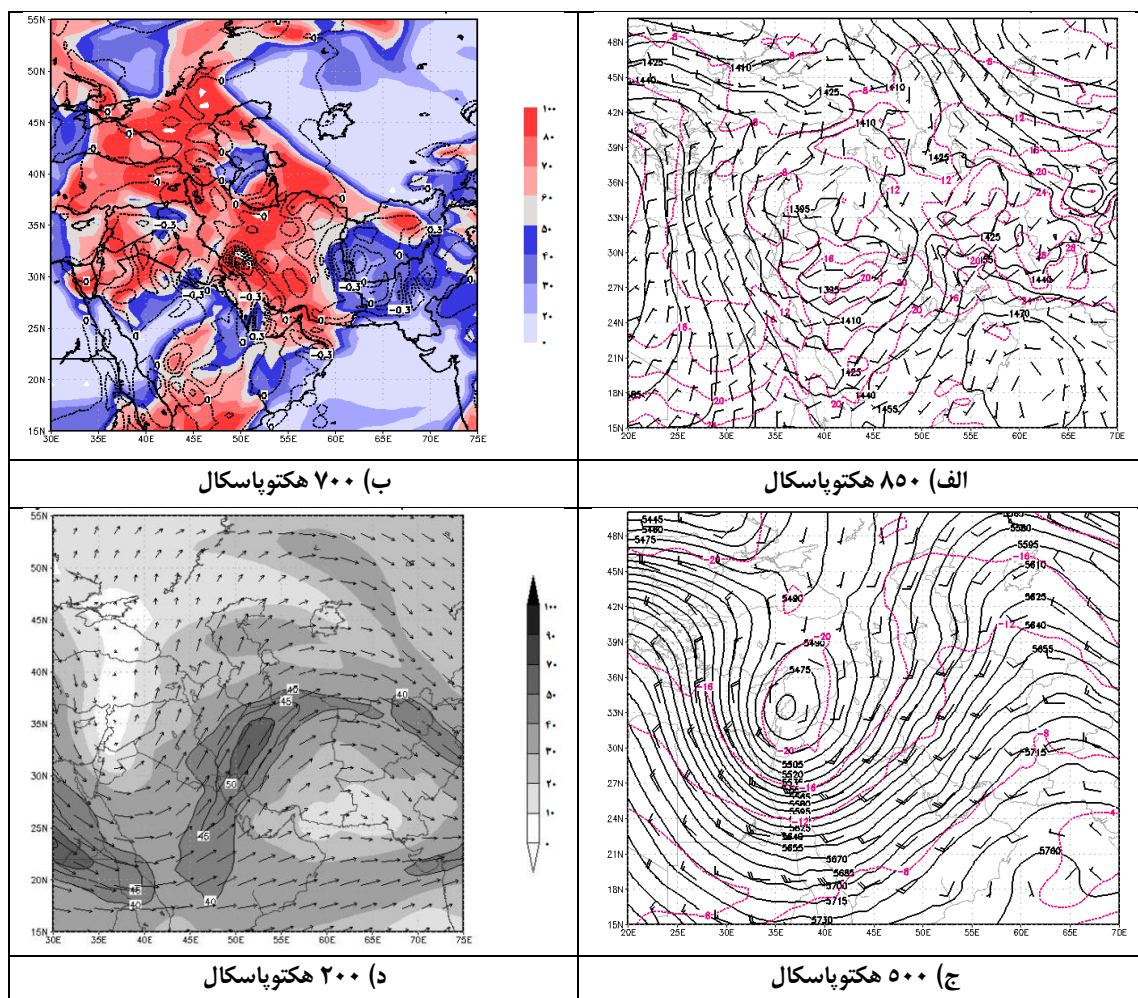
در تراز میانی جو به‌واسطه افزایش ارتفاع بر فراز اروپا و انحراف تاوه قطبی به سمت غرب، با ایجاد فرارفت هوای سرد، منجر به شکل‌گیری سامان‌هایی فعال در غرب ایران می‌شود که با ارسال امواج متناوبی جو ایران را تحت تأثیر قرار می‌دهد. همچنین یک ناوه عمیق با گردان کنتوری قوی که به شکل کم‌فشار بریده و ناوه تیز با هسته سرد می‌باشد، نیز دیده می‌شود.

در سطح زمین گسترش زبانه کم‌فشار سودانی و ترکیب آن با کم‌فشار مدیترانه بر روی عراق و غرب ایران، ناوه تراز میانی جو را همراهی می‌کند. گردان فشاری و افت فشار و هماهنگی جو میانی و سطحی، شرایط فعالی برای ایجاد ناپایداری در سطح کشور فراهم می‌کند.

در تراز ۸۵۰ هکتوپاسکالی با توجه به خطوط هم‌دما و هم‌ژئوپتانسیل، ضمن اینکه هماهنگی خوبی بین این تراز و سایر ترازها در خطوط کنتوری دیده می‌شود، از نظر شرایط کُرفشاری (قطع خطوط هم‌دما به‌وسیله خطوط کنتوری با زاویه خوب) و همچنین فرارفت جریان‌های گرم از آب‌های جنوبی کاملاً دیده می‌شود.

در نقشه فرارفت دمایی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال فرارفت هوای گرم در جلوی ناوه و جنوب غرب و غرب ایران و فرارفت هوای سرد در جنوب شرق ایران به‌خوبی دیده می‌شود که نشان‌دهنده فعال بودن این سامانه است. گسترش زبانه رطوبتی از ناحیه دریای سرخ و بخش جنوبی تنگه باب‌المندب که با همگرایی فرارفت رطوبت از ناحیه مدیترانه در غرب ایران تلفیق می‌شود، باعث تقویت میزان رطوبت وارد شده به منطقه جنوب غرب ایران می‌شود. بررسی مدل همگرایی سطح نشان‌دهنده وجود همگرایی مناسبی در منطقه غرب ایران و بخصوص در جنوب غرب ایران و خوزستان است.

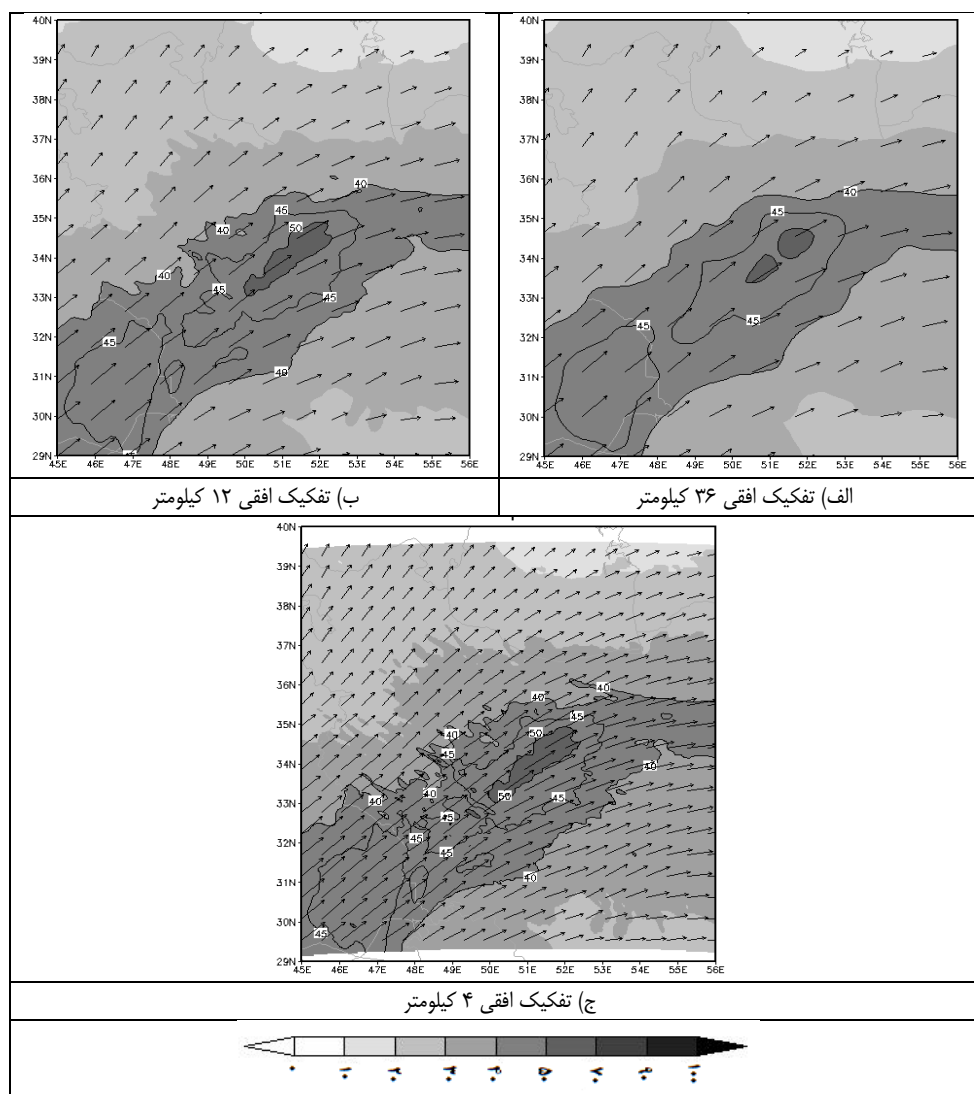
بررسی جریان رودباد در تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال، آرایش بسیار مناسب با انحنا و راستای شمال‌شرقی - جنوب‌غربی رودباد در غرب ایران دیده می‌شود که از نظر دینامیکی می‌تواند باعث توسعه کم‌فشار سطحی شود.



شکل ۳: نقشه الف) خطوط ژئوپتانسیل و دمای تراز ۸۵۰ هکتوپاسکال، ب) رطوبت نسبی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال، ج) خطوط ژئوپتانسیل و دمای تراز ۵۰۰ هکتوپاسکال، د) رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال برای ساعت ۱۲ UTC روز ۱۶ آوریل ۲۰۱۶.

شکل ۴ پیش‌بینی مدل WRF را برای رودباد در تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر برای ساعت ۱۲ UTC روز ۱۶ آوریل ۲۰۱۶ نشان می‌دهد. همان‌گونه که می‌توان از شکل ۴ ب و ج مربوط به رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال با تفکیک افقی ۱۲ و ۴ کیلومتر دید، رودباد پیش‌بینی شده به صورت یک تکه و در توافق با رودباد دیدبانی شده می‌باشد درحالی‌که در شکل ۴ الف) در خروجی مدل WRF برای تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر، مرکز رودباد به صورت دو مرکز مجزا بر روی محور اصلی رودباد با سرعت ۷۰ نات بین ۵۰/۵۰ و ۵۲/۵۰ درجه شرقی قرار دارد. در هر سه شکل ۴ جهت حرکت بردارهای باد از جنوب غربی (عرض ۲۹ درجه شمالی) به سمت عرض‌های بالاتر و به صورت حرکت مداری شرق سو بین عرض‌های ۳۳ تا ۳۵ درجه شمالی تغییر می‌کند و از نظر بیشینه و اندازه ناحیه با سرعت ۷۰ نات هر سه تفکیک افقی در پیش‌بینی مدل با یکدیگر و با داده‌های بازتحلیل مشابه هستند. همچنین دقت در شکل‌های ۴ ب و ج

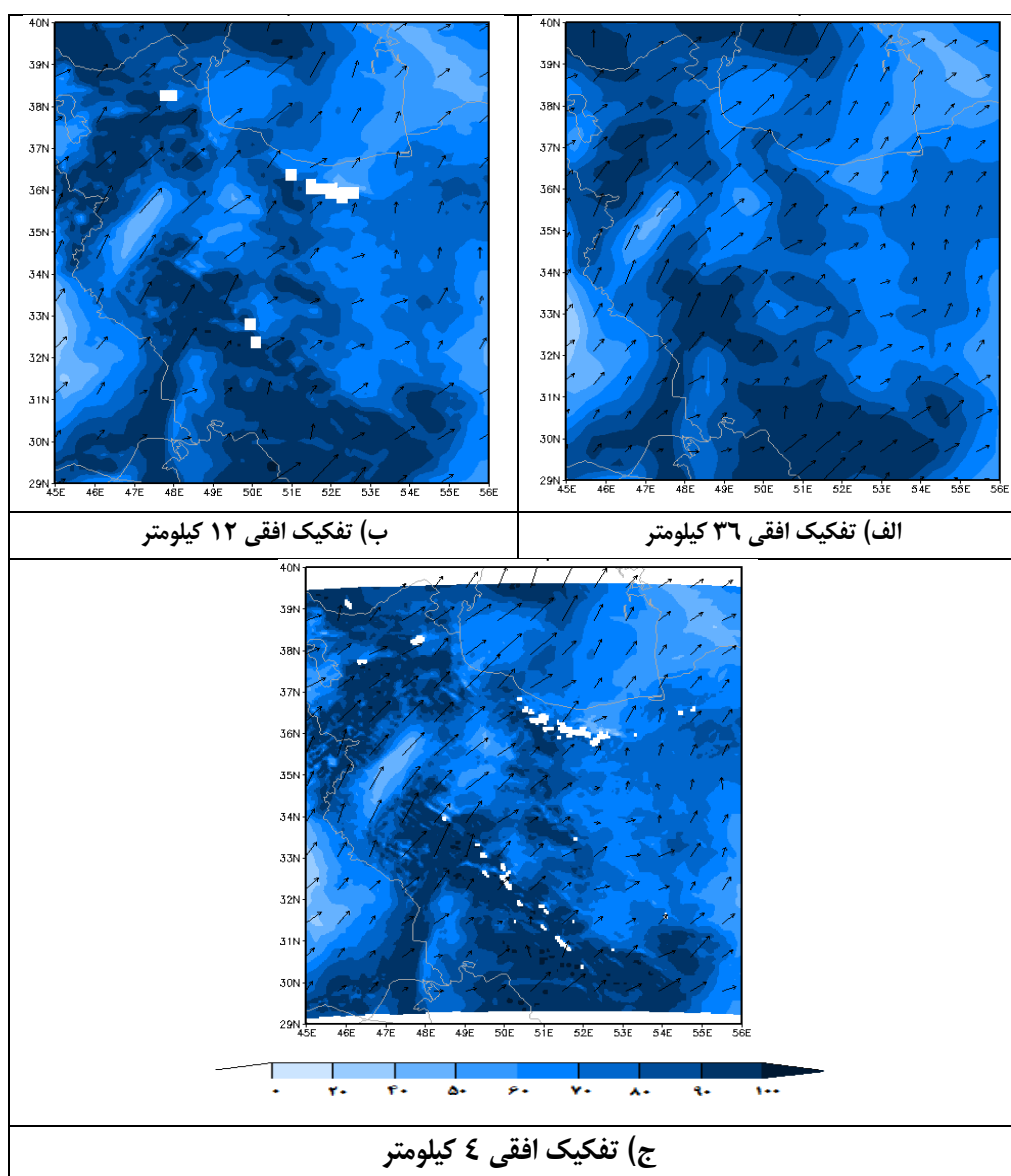
نشان می‌دهد که پیش‌بینی مدل WRF با تفکیک‌های افقی ۱۲ و به‌ویژه ۴ کیلومتر همخوانی بیشتری با واقعیت (شکل ۳ د) از نظر گستردگی مرکز و انحنای دارد.



شکل ۴: پیش‌بینی رودباد تراز ۲۰۰ هکتوپاسکال مدل WRF (الف) حوضه اول با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر، (ب) حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر و (ج) حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر برای ساعت ۱۲ UTC روز ۱۲ آوریل ۲۰۱۶.

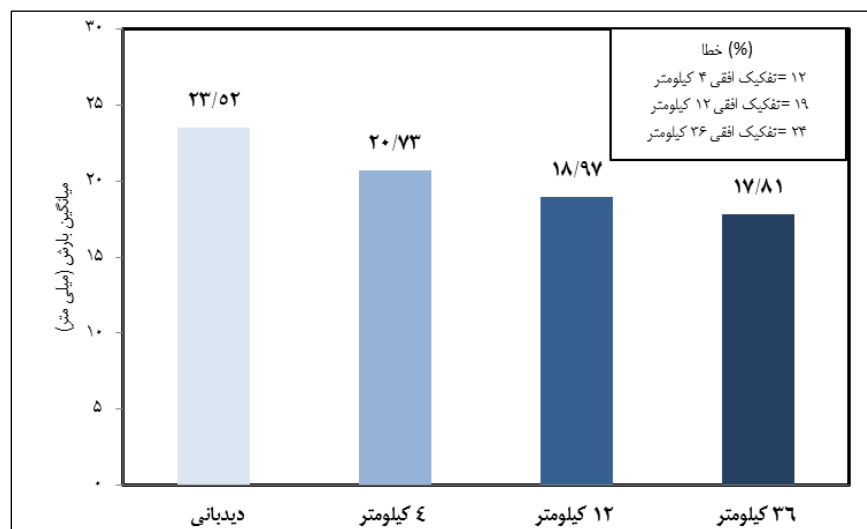
شکل ۵ پیش‌بینی مدل WRF را برای رطوبت نسبی و شار رطوبت افقی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر برای ساعت ۱۲ UTC روز ۱۲ آوریل ۲۰۱۶ نشان می‌دهد. در شکل ۵ (الف) پیش‌بینی مدل WRF با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر بیشترین مقدار رطوبت بین ۴۸ تا ۵۰ درجه شرقی، ۳۲ تا ۳۴ شمالی قرار دارد. در شکل ۵ (ب) با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر گستردگی مناطق با رطوبت بیشتر نسبت به تفکیک ۳۶ کیلومتر نمایان‌تر است به‌طوری‌که در برخی از نقاط مقادیر رطوبت بیشتر از ۹۰ درصد مشخص می‌باشد درحالی‌که در تفکیک ۳۶ کیلومتر قابل رویت نیستند. در شکل ۵ (ج) خروجی مدل برای حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر مقادیر با بیشینه رطوبت برای

منطقه وسیع‌تری (۴۷ تا ۵۲ درجه شرقی) دیده می‌شود، از طرفی در این شکل مراکز رطوبتی بیشتر از ۹۰ درصد، نسبت به حوضه دوم مدل با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر با دقت بیشتری قابل مشاهده است. در شکل رطوبت با تفکیک افقی ۴ کیلومتر همگرایی شار رطوبت در جنوب غرب ایران نسبت به حوضه با تفکیک ۳۶ و ۱۲ کیلومتر واضح‌تر و با دقت بالاتر نشان داده شده است. در مقایسه هر سه پیش‌بینی مدل با نقشه‌های ترسیم شده با داده‌های بازتحلیل قابل رویت است که بیشینه رطوبت نسبی برای هر سه حوضه با واقعیت همخوانی کامل داشته و مدل در پیش‌بینی میزان رطوبت نسبی در هر سه تفکیک افقی با دیدبانی (شکل ۳ ب) تطابق کامل دارد.



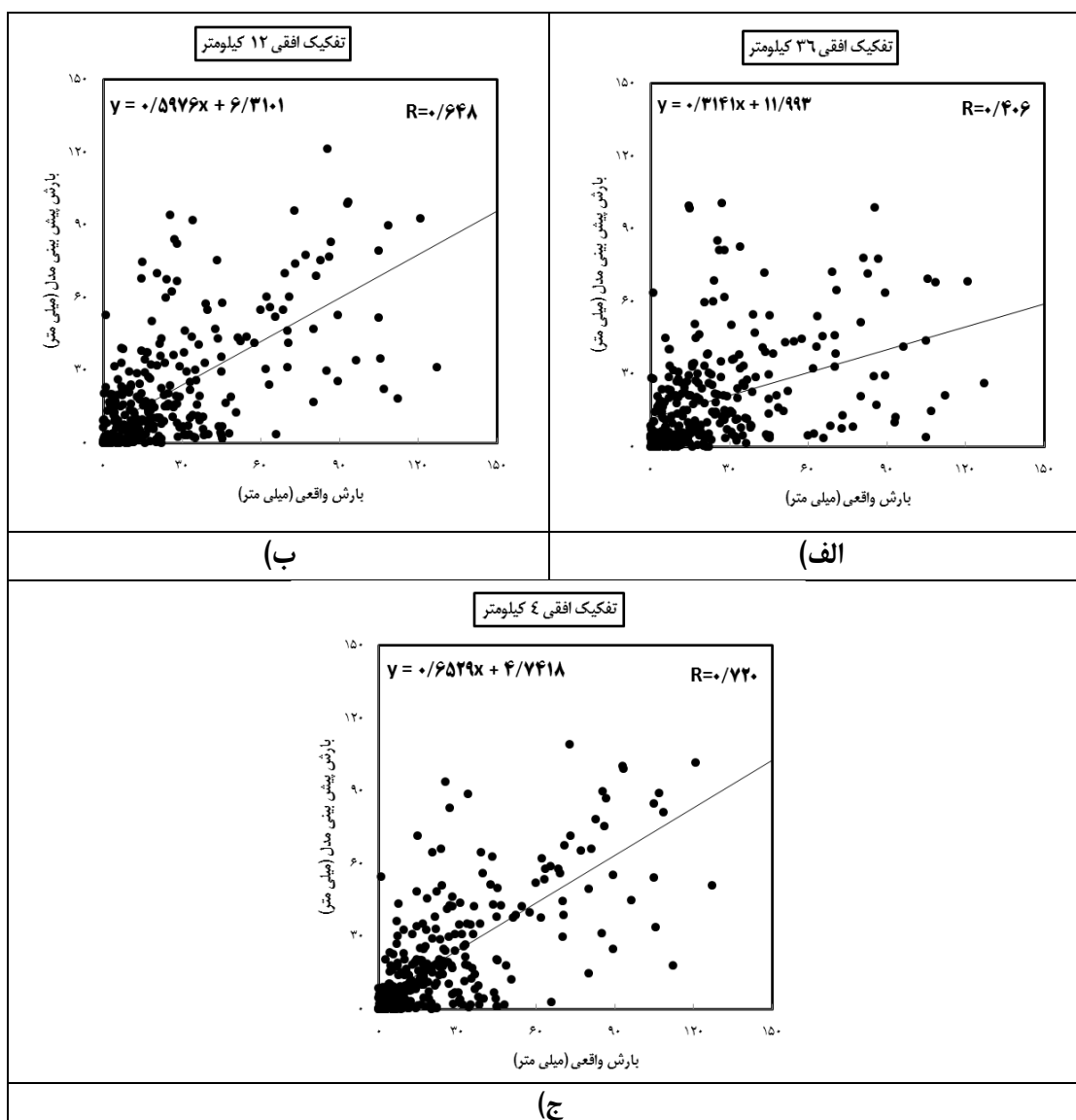
شکل ۵: پیش‌بینی رطوبت نسبی و شار رطوبت افقی تراز ۷۰۰ هکتوپاسکال مدل WRF (الف) حوضه اول با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر، (ب) حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر و (ج) حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر برای ساعت ۱۲ UTC روز ۱۲ آوریل ۲۰۱۶.

یک گام مهم برای بهینه‌سازی مدل WRF در یک منطقه، آزمون اثر تفکیک افقی مدل می‌باشد. برای رسیدن به این هدف، همبستگی بین بارش تجمعی مشاهده‌شده و بارش پیش‌بینی‌شده با مدل WRF در تفکیک‌های افقی مختلف بررسی شد. این کار با استفاده از ۴۲ ایستگاه همدیدی انجام شد. شکل ۶ همبستگی بین بارش روزانه دیدبانی‌شده و پیش‌بینی مدل WRF برای ۴۲ ایستگاه همدیدی در حوضه‌های آبریز کرخه و کارون در تفکیک افقی (الف) ۳۶ کیلومتر، (ب) ۱۲ کیلومتر و (ج) ۴ کیلومتر را نشان می‌دهد. ضرایب همبستگی بارش روزانه دیدبانی و پیش‌بینی برای تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر به ترتیب ۰/۴۰، ۰/۶۴ و ۰/۷۲ است. با توجه به مقادیر به‌دست‌آمده ضریب همبستگی برای حوضه اول نتیجه خوبی را نشان نمی‌دهد اما نتایج برای تفکیک افقی ۱۲ و ۴ کیلومتر بهتر از ۳۶ کیلومتر بوده و قابل قبول است. همچنین با افزایش تفکیک از ۱۲ به ۴ کیلومتر ضریب همبستگی از ۰/۶۴ به ۰/۷۲ افزایش می‌یابد و در حدود ۱۰ درصد بهبود دارد. شکل ۷ همبستگی بین کل بارش دیدبانی‌شده و پیش‌بینی مدل WRF در سه حوضه با تفکیک‌های افقی (الف) ۳۶ کیلومتر، (ب) ۱۲ کیلومتر و (ج) ۴ کیلومتر را نشان می‌دهد. ضریب همبستگی میان کل بارش دیدبانی و پیش‌بینی مدل برای تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر به ترتیب ۰/۷۴، ۰/۸۰ و ۰/۸۳ می‌باشد. به‌وضوح می‌توان دید که کل بارش پیش‌بینی مدل WRF در تفکیک‌های افقی بالاتر (۱۲ و ۴ کیلومتر) با کل بارش دیدبانی‌شده همبستگی بیشتری نشان می‌دهد. نتایج کامل‌تر برای اثر تفکیک افقی مدل WRF در ارائه‌شده است. همان‌گونه که از شکل ۷: همبستگی بین کل بارش دیدبانی‌شده و پیش‌بینی‌شده مدل WRF برای ۴۲ ایستگاه همدیدی در پنج مورد بارشی در تفکیک‌های افقی (الف) ۳۶ کیلومتر، (ب) ۱۲ کیلومتر و (ج) ۴ کیلومتر.

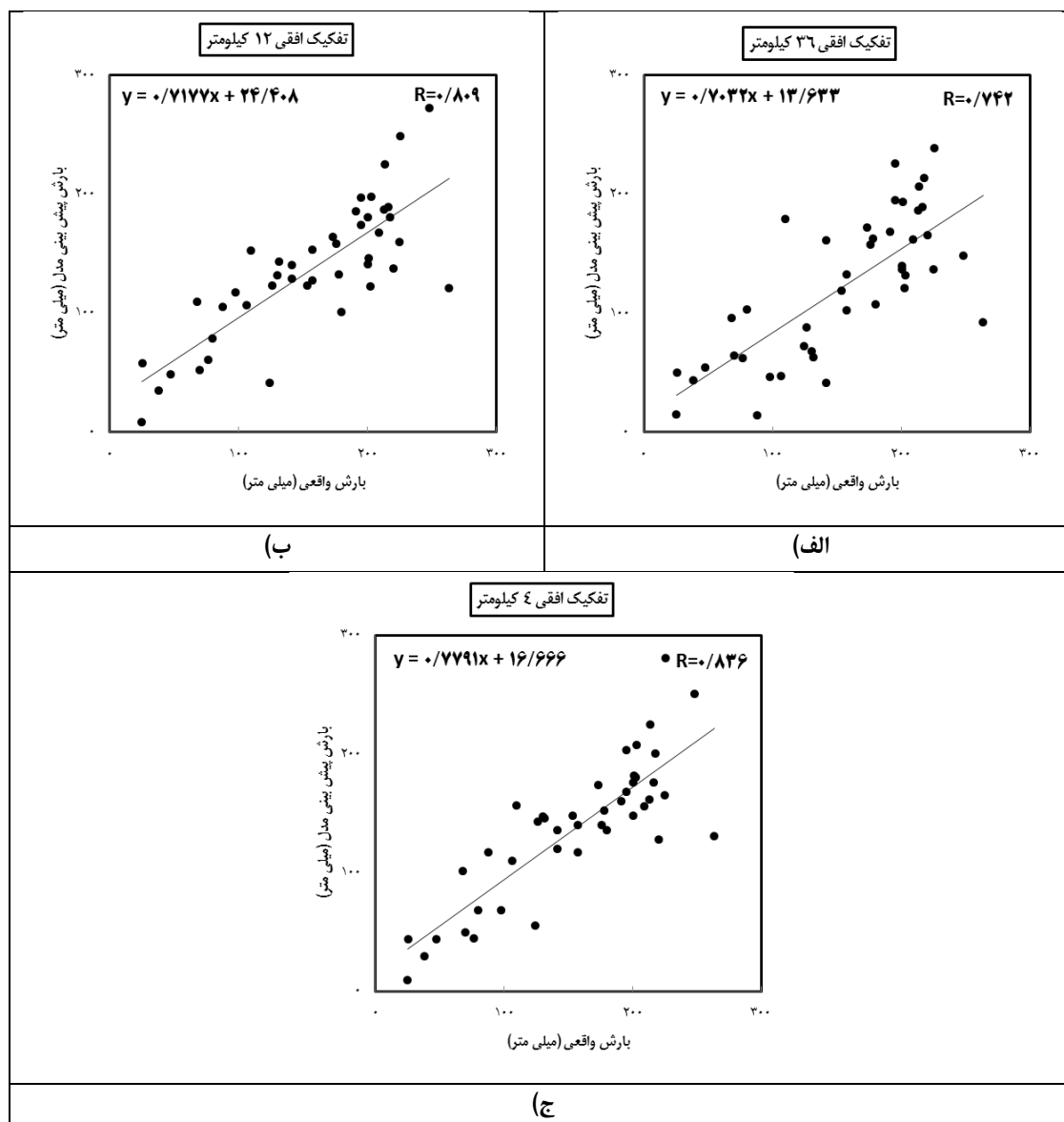


شکل ۸: مقدار میانگین پنج مورد بارشی دیدبانی‌شده و پیش‌بینی‌شده با سه تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر.

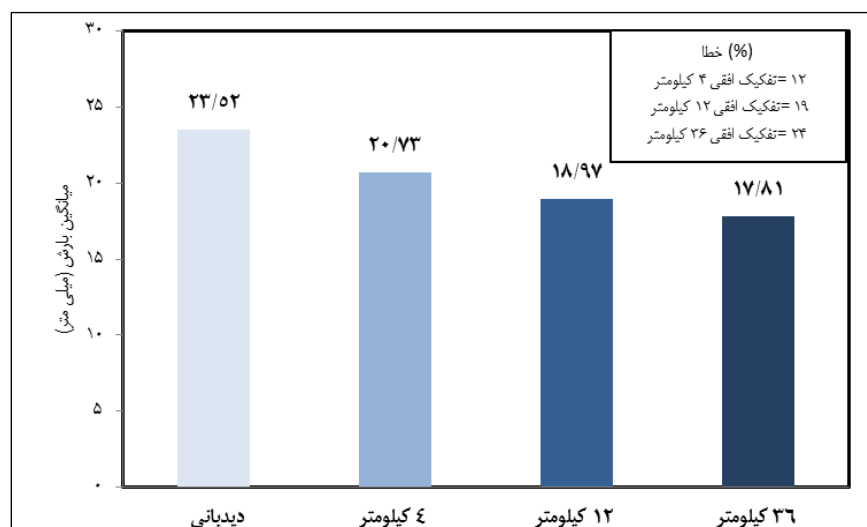
جدول ۲ می‌توان دید اختلاف میان بارش مشاهده‌شده و پیش‌بینی‌شده با افزایش تفکیک افقی کاهش دارد و برای تفکیک ۴ کیلومتر به مقدار واقعی نزدیک‌تر می‌باشد. میانگین کل پنج مورد بارش دیدبانی‌شده و پیش‌بینی‌شده برای ۴۲ ایستگاه همدیدی برای سه تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر در شکل ۸ نشان داده‌شده است. میانگین کل بارش دیدبانی‌شده برابر با ۲۳/۵۲ میلی‌متر و میانگین کل بارش پیش‌بینی‌شده با تفکیک‌های افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر به ترتیب ۱۷/۸۱، ۱۸/۹۷ و ۲۰/۷۳ میلی‌متر می‌باشد. با استفاده از این مقادیر اختلاف بین مقدار میانگین بارش تجمعی ۲۴ ساعته دیدبانی‌شده و پیش‌بینی‌شده و درصد خطای هر یک از پیش‌بینی‌ها محاسبه شد. درصد خطای میانگین کل پنج مورد بارش دیدبانی‌شده و خروجی مدل با تفکیک افقی ۴ کیلومتر ۱۲ درصد، برای ۱۲ کیلومتر ۱۹ درصد و برای ۳۶ کیلومتر ۲۴ درصد می‌باشد.



شکل ۶: همبستگی بین بارش روزانه دیدبانی و پیش‌بینی مدل WRF برای ۴۲ ایستگاه همدیدی در حوضه‌های آبریز کرخه و کارون در تفکیک افقی (الف) ۳۶ کیلومتر، (ب) ۱۲ کیلومتر و (ج) ۴ کیلومتر.



شکل ۷: همبستگی بین کل بارش دیدبانی شده و پیش بینی شده مدل WRF برای ۴۲ ایستگاه همدیدی در پنج مورد بارشی در تفکیک های افقی (الف) ۳۶ کیلومتر، (ب) ۱۲ کیلومتر و (ج) ۴ کیلومتر.



شکل ۸: مقدار میانگین پنج مورد بارشی دیدبانی شده و پیش‌بینی شده با سه تفکیک افقی ۴، ۱۲ و ۳۶ کیلومتر.

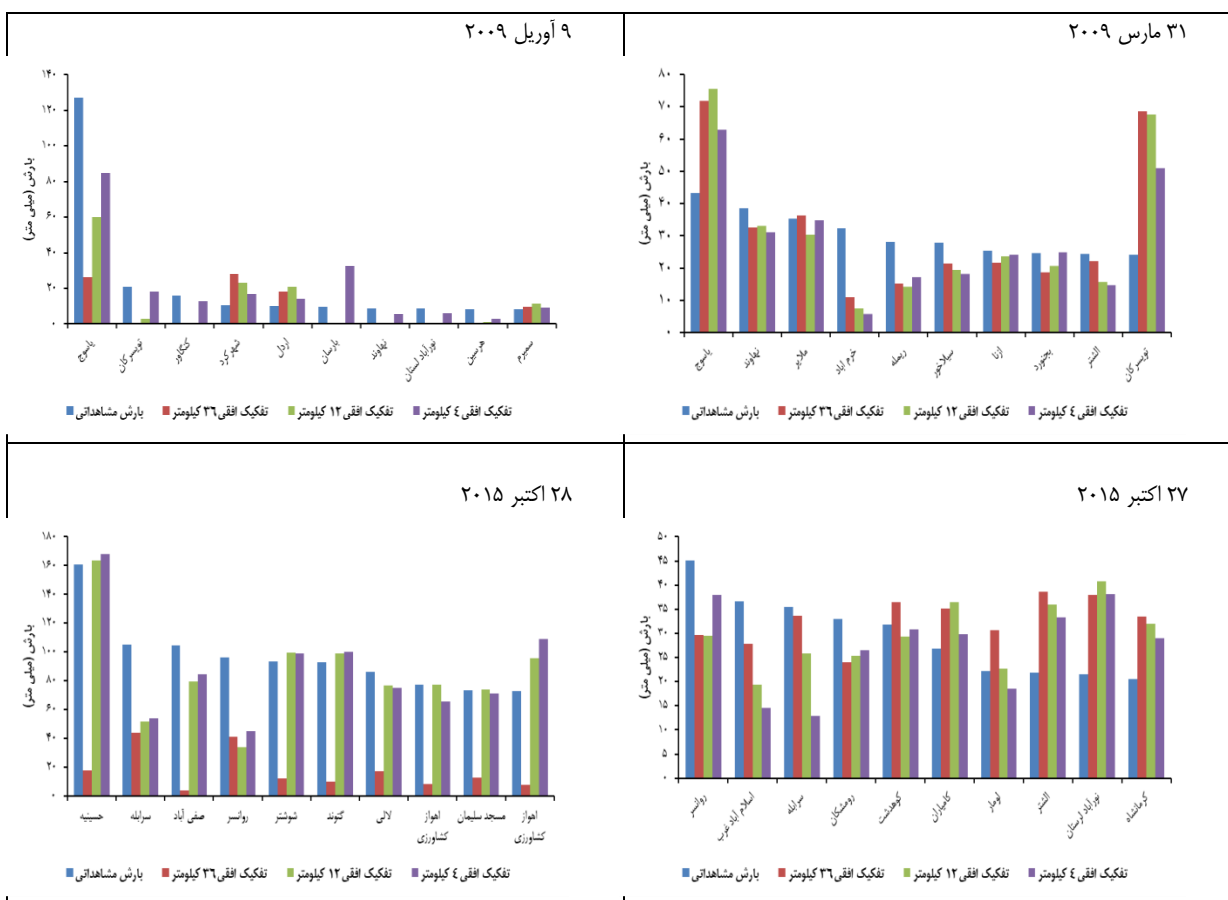
جدول ۲: مقایسه بارش دیدبانی شده و پیش‌بینی مدل WRF برای ۴۲ ایستگاه همدیدی و پنج مورد بارشی با تفکیک افقی متفاوت.

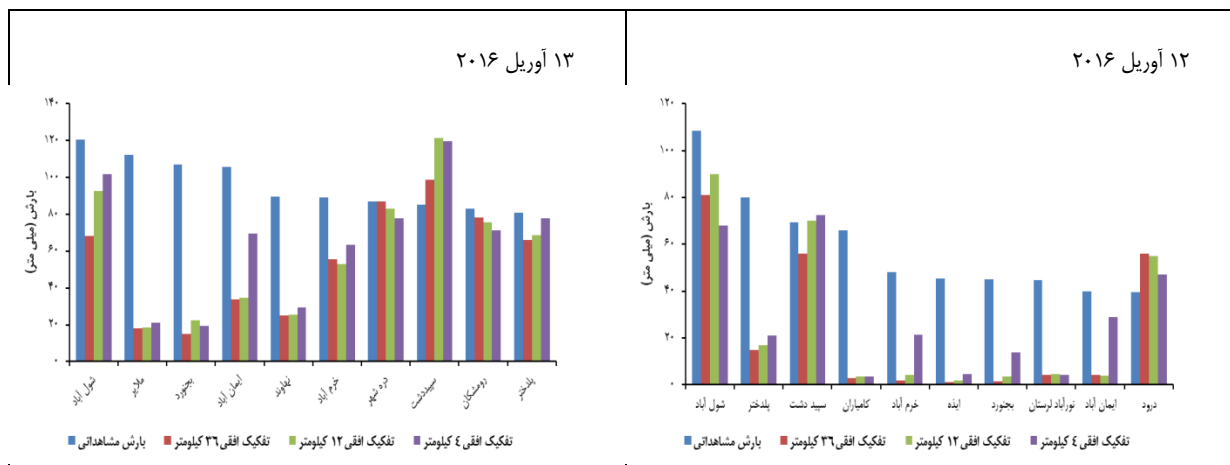
تاریخ توفان	بارش مشاهداتی (mm)	بارش پیش‌بینی (تفکیک افقی ۴ کیلومتر)	بارش پیش‌بینی (تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر)	بارش پیش‌بینی (تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر)
حوضه آبریز کارون				
۳۱ مارس ۲۰۰۹	۳۲۹	۴۴۷	۴۷۷	۵۱۶
۹ آوریل ۲۰۰۹	۱۸۶	۱۵۹	۲۱۸	۲۴۹
۲۸-۲۷ اکتبر ۲۰۱۵	۱۱۱۶	۱۱۳۴	۱۱۵۴	۳۱۱
۱۴ مارس ۲۰۱۶	۱۸۴	۵۶	۴۲	۳۸
۱۳-۱۲ آوریل ۲۰۱۶	۱۳۱۳	۱۰۵۸	۱۰۳۲	۹۷۳
حوضه آبریز کرخه				
۳۱ مارس ۲۰۰۹	۳۵۶	۳۵۸	۳۸۸	۴۴۶
۹ آوریل ۲۰۰۹	۸۱	۴۰	۴	۱
۲۸-۲۷ اکتبر ۲۰۱۵	۱۳۱۵	۱۴۹۳	۱۷۶۰	۱۸۷۲
۱۴ مارس ۲۰۱۶	۳۴۶	۲۵۴	۲۳۳	۲۷۷
۱۳-۱۲ آوریل ۲۰۱۶	۲۰۶۴	۱۳۰۸	۱۱۳۹	۱۱۱۰

شکل ۹: نمودار تغییرات و مقایسه بین بارش مشاهداتی و بارش پیش‌بینی مدل WRF با سه دامنه با تفکیک‌های افقی ۴، ۱۲ و ۳۶ کیلومتر برای ۶ روز همراه با بارش سنگین منجر به سیلاب و برای ۱۰ ایستگاه همدید که بیشترین مقدار بارش برای آن‌ها ثبت شده است را نشان می‌دهد.

شکل ۱۰ الف) مقدار بارش مشاهداتی داده‌های دیدبانی، ب) پیش‌بینی بارش حوضه اول مدل WRF (تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر)، ج) پیش‌بینی بارش حوضه دوم مدل WRF (تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر) و د) پیش‌بینی بارش حوضه سوم مدل WRF (تفکیک افقی ۴ کیلومتر) برای تاریخ ۱۲ آوریل ۲۰۱۶ را نشان می‌دهد. با توجه به شکل ۱۰ بیشترین مقدار بارش دیدبانی ۱۰۸/۵ میلی‌متر بوده است. در پیش‌بینی بارش مدل، بیشینه مقدار بارش در حوضه اول (تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر) ۸۵ میلی‌متر، در حوضه دوم (تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر) ۹۲ میلی‌متر و در حوضه سوم (تفکیک افقی ۴ کیلومتر) ۱۱۲ میلی‌متر می‌باشد. بنابراین از نظر بیشینه مقدار بارش، حوضه با تفکیک افقی بالاتر (۴ کیلومتر) به مقدار دیدبانی نزدیک‌تر می‌باشد و در این مورد بارشی حوضه اول ۲۲ درصد، حوضه دوم ۱۵ درصد و حوضه سوم ۳ درصد خطا داشته‌اند. از نظر اندازه و همچنین شکل منطقه بارشی (موقعیت مرکزهای بیشینه) با توجه به شکل ۱۰، حوضه سوم (تفکیک افقی ۴ کیلومتر) به دیدبانی نزدیک‌تر می‌باشد.

مقدار بارش پیش‌بینی شده مدل برای هر سه حوضه با تفکیک‌های افقی متفاوت محاسبه شد. بیشینه بارش برای دیدبانی و پیش‌بینی با هر سه حوضه مدل WRF برای روزهای بارشی مورد بررسی، تعیین گردید و سپس درصد خطای هر یک از حوضه‌ها در خروجی مدل مشخص شد. میانگین درصد خطا در مقایسه بارش کل دیدبانی با کل پیش‌بینی مدل WRF برای حوضه اول (تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر)، حوضه دوم (تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر) و حوضه سوم (تفکیک افقی ۴ کیلومتر) به ترتیب ۳۵ درصد، ۳۰ درصد و ۱۳ درصد به دست آمد.



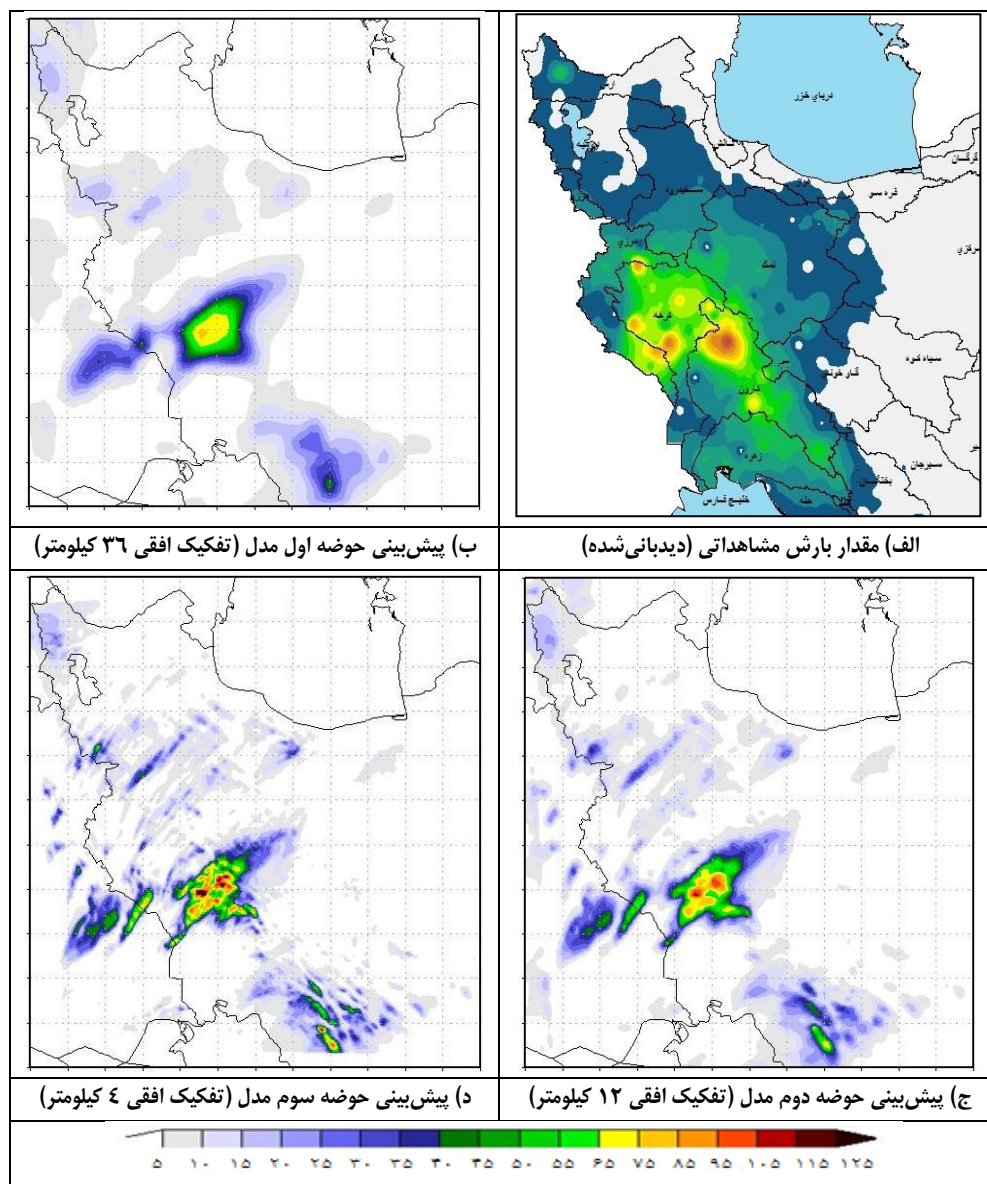


شکل ۹: نمودار تغییرات بارش مشاهداتی (آبی‌رنگ) و بارش پیش‌بینی‌شده مدل WRF با سه تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر (قرمز رنگ)، ۱۲ کیلومتر (سبز رنگ) و ۴ کیلومتر (بنفش رنگ) برای شش روز همراه با بارش سنگین منجر به سیلاب.

جدول ۳ درصد خطای میانگین هر یک از ۵ مورد بارش دیدبانی‌شده و پیش‌بینی‌شده مدل WRF با تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر را نشان می‌دهد. همان‌طور که قابل مشاهده است در هر پنج مورد بارشی، پیش‌بینی مدل با تفکیک افقی ۴ کیلومتر درصد خطای کمتری نسبت به دو تفکیک افقی دیگر (۳۶ و ۱۲ کیلومتر) دارد. با توجه به جدول کمترین مقدار درصد خطا مربوط به بارش ۴ آوریل ۲۰۰۹ با مقدار ۵ درصد در حوضه سوم مدل و بیشترین مقدار درصد خطا مربوط به تاریخ ۳۱ مارس ۲۰۰۹ در حوضه با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر و مقدار ۴۰ درصد است.

جدول ۳: درصد خطای میانگین هر یک از پنج مورد بارش دیدبانی و پیش‌بینی مدل با تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر.

تاریخ توفان	تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر	تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر	تفکیک افقی ۴ کیلومتر
۳۱ مارس ۲۰۰۹	٪۴۰	٪۲۶	٪۱۷
۴ آوریل ۲۰۰۹	٪۶	٪۵	٪۵
۲۷-۲۸ اکتبر ۲۰۱۵	٪۱۴	٪۱۳	٪۹
۱۴ مارس ۲۰۱۶	٪۲۸	٪۲۵	٪۲۰
۱۲-۱۳ آوریل ۲۰۱۶	٪۳۸	٪۳۶	٪۳۰



شکل ۱۰: نقشه الف) مقدار بارش مشاهداتی، ب) پیش‌بینی بارش مدل در حوضه اول با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر، ج) پیش‌بینی بارش مدل در حوضه دوم با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر و د) پیش‌بینی بارش مدل در حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر برای تاریخ ۱۲ آوریل ۲۰۱۶.

بحث و نتیجه‌گیری

در تحقیق حاضر تأثیر تفکیک افقی بر روی دقت بارش مدل WRF برای پنج مطالعه موردی (۳۰ مارس ۲۰۰۹ تا ۱۳ آوریل ۲۰۱۶) در حوضه‌های آبریز کرخه و کارون برای سه حوضه با تفکیک افقی ۳۶، ۱۲ و ۴ کیلومتر انجام شد و نتایج زیر به دست آمد:

در بررسی همدیدی شرایط حاکم بر جو در هنگام رخداد بارش‌های سنگین، پیش‌بینی مدل در هر سه حوضه با تفکیک‌های افقی مختلف توانایی قابل قبولی داشته و با واقعیت همخوانی کامل دارند.

همبستگی بین کل بارش دیدبانی و پیش‌بینی مدل WRF و بارش روزانه دیدبانی و پیش‌بینی، حوضه سوم با تفکیک افقی ۴ کیلومتر نسبت به دو حوضه دیگر که تفکیک افقی پایین‌تری دارند، دقت بالاتری دارد و یافته مقاله حاضر با تحقیق Givati و همکاران (۲۰۱۲) که حوضه‌های با تفکیک افقی بالاتر در مقایسه با بارش دیدبانی همبستگی بالاتری داشته، همخوانی کامل دارد.

بهبود پیش‌بینی حوضه سوم (تفکیک افقی ۴ کیلومتر) نسبت به حوضه دوم (تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر) از نظر میانگین کل پنج مورد بارشی ۷ درصد و نسبت به حوضه اول (تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر) ۱۲ درصد می‌باشد.

از نظر بیشینه بارش دیدبانی شده و پیش‌بینی شده مدل WRF، حوضه با تفکیک افقی ۴ کیلومتر نسبت به حوضه با تفکیک افقی ۱۲ کیلومتر ۱۷ درصد و نسبت به حوضه با تفکیک افقی ۳۶ کیلومتر ۲۲ درصد بهبود داشته است.

در مجموع مدل WRF در پیش‌بینی بارش کل حوضه‌های آبریز کرخه و کارون، برای حوضه‌ای که تفکیک افقی بالاتری (۴ کیلومتر) دارد، دقت قابل قبول‌تری داشته و به مقادیر دیدبانی نزدیک‌تر است و کمترین درصد خطا را به خود اختصاص می‌دهد و افزایش تفکیک افقی می‌تواند توانایی مدل را برای پیش‌بینی بارش ارتقاء بخشد (Kain et al., 2006; Schwartz and Coauthors, 2009; Kain et al., 2008; Weisman et al., 2008).

یکی از اهداف اصلی این مقاله، بررسی استفاده از نتایج حاصله در فعالیت‌های عملی می‌باشد و به همین دلیل نیز از انجام آزمایش‌های با حجم محاسبات بالا و غیرقابل انجام از نظر عملیاتی (تفکیک‌های افقی حدود ۱ کیلومتر) اجتناب شده است. نتایج مقاله حاضر نشان می‌دهد که می‌توان از پیش‌بینی‌های صادر شده به خوبی برای صدور هشدار پیش‌بینی استفاده کرد و اساساً این رویه در سال‌های اخیر در سازمان هواشناسی و پژوهشکده هواشناسی جهت پیش‌بینی سیلاب استفاده می‌شود و این مقاله صرفاً جهت بهبود نتایج ارائه شده است.

نتایج به دست آمده در این مقاله مطابقت خوبی با نتایج مطالعات پیشین دارد (هدایتی و آزادی، ۱۳۸۹؛ ذاکری و همکاران، ۱۳۹۳). هرچند قابل ذکر است که بخشی از کاستی‌های مهارت مدل در پیش‌بینی بارندگی مربوط به عدم وجود اندازه‌گیری‌های دقیق بارش، با توجه به ناهمواری پیچیده در منطقه مورد بررسی است. به عبارت دیگر بخشی از عدم توافق برون داد مدل و دیدبانی، مربوط به ناکامل بودن دیدبانی‌هاست مثلاً هسته‌های بیشینه بارندگی معمولاً در نقاط خاصی از ارتفاعات رخ می‌دهد که تعداد دیدبانی‌های در دسترس در این نقاط کمتر است زیرا دیدبانی‌ها معمولاً به طور میانگین در کوهپایه‌ها و در دره‌ها انجام می‌شود تا در نقاط شاخص و قله‌ها.

منابع

- آزادی، م.، رضازاده، پ.، میرزایی، ا. و وکیلی، غ.، ۱۳۸۲. پیش‌بینی عددی سیستم‌های زمستانی روی ایران: مطالعه مقایسه‌ای پارامتری‌سازی‌های فیزیکی. هشتمین کنفرانس دینامیک شاره‌ها.
- تقوی، ف.، نیستانی، ا. و قادر، س.، ۱۳۹۲. ارزیابی پیش‌بینی‌های کوتاه مدت بارش مدل عددی WRF در منطقه ایران در دوره یک ماهه. مجله فیزیک زمین و فضا، شماره ۳۹: ۱۷۰-۱۴۵.
- ذاکری، ز.، آزادی، م. و صحرائیان، ف.، ۱۳۹۳. راستی‌آزمایی برون داد مدل WRF برای بارندگی بر روی کشور ایران در دوره فوریه تا انتهای می سال ۲۰۰۹. مجله علمی و ترویجی نیوار، شماره ۸۶-۸۷: صفحات ۱۰-۳.
- رنجبر سعادت‌آبادی، ع.، کریم‌خانی، م. و فتاحی، ا.، ۱۳۹۶. پیش‌بینی و راستی‌آزمایی بارش مدل WRF در نیمه شمالی کشور. پنجمین کنفرانس مدیریت و مهندسی سیلاب، تهران، ایران.
- ساسانیان، س.، آزادی، م.، عسگری شیرازی، ح. و میرزایی حاجی باغلو، ا.، ۱۳۹۴. ارزیابی عملکرد مدل WRF با نه پیکربندی فیزیکی مختلف برای پیش‌بینی بارش زمستانه جنوب غرب ایران. مجله علمی و ترویجی نیوار، شماره ۹۰-۹۱: صفحات ۲۶-۱۵.

هدایتی دزفولی، ا. و آزادی، م.، ۱۳۸۹. راستی آزمایی پیش‌بینی بارش مدل منطقه‌ای MM5 روی ایران. مجله فیزیک زمین و فضا، دوره ۳۶، شماره ۳: صفحات ۱۱۵-۱۲۹.

Adlerman, E. J. and Droegemeier K. K., 2002. The sensitivity of numerically simulated cyclic mesocyclogenesis to variations in model physical and computational parameters. *Monthly Weather Review*, 130: 2671–2691.

Bryan, G. H., Wyngaard, J. C. and Fritsch, J. M., 2003. Resolution requirements for the simulation of deep moist convection *Monthly Weather Review*, 131: 2394–2416.

Chou, M. D. and Suarez, M. J., 1994. An efficient thermal infrared radiation parameterization for use in general circulation models. *NASA Technical Memorandum*, pp.3-85.

Colle, B. A., Westrick, K. J. and Mass C. F., 1999. Evaluation of MM5 and Eta-10 precipitation forecasts over the Pacific Northwest during the cool season. *Weather and Forecasting*, 14: 137–154.

Chotamonsak, C., Salath, E., Kreasuwan, J. and Chantara, S., 2012. **Evaluation of Precipitation Simulations over Thailand using a WRF Regional Climate Model., Chiang Mai Journal of Science, 39: 623-638.**

Doyle, J. D., 1997. The influence of mesoscale orography on a coastal jet and rainband. *Monthly Weather Review*, 125: 1465–1488.

Davis, C. and Carr, F., 2000. **Summary of the 1998 workshop on mesoscale model verification. Bull. American Meteor Society, 81: 809–819.**

Ebert, E. E., 2008. Fuzzy verification of high-resolution gridded forecasts: a review and proposed framework. *Meteorological Applications*, 15: 51–64.

Evans, J. P. and Marie, E., 2011. Evaluating the performance of a WRF physics ensemble over South-East Australia. *Springer Link*, 39: 1241–1258.

Givati, A., Lyan, B., Liu, Y. and Rimmer, A., 2012. Using the WRF Model in an Operational Streamflow Forecast System for the JORDAN River. *Journal of Applied Meteorology and Climatology*, 51: 285–299.

Kain, J. S. and Fritsch, J. M., 1993. Convective parameterization for mesoscale models: The Kain-Fritsch scheme. The representation of cumulus convection in numerical models, K. A. Emanuel and D.J. Raymond, Eds. *American Meteor Society*, 246 p.

Kain, J. S. and Fritsch, J. M., 1990. A one-dimensional entraining/ detraining plume model and its application in convective parameterization. *Journal of Atmospheric Science*, 47: 2784–2802.

Katzfey, J. J., 1995. Simulation of extreme New Zealand precipitation events. Part I: Sensitivity to orography and resolution. *Monthly Weather Review*, 123: 737–754.

Kain, J. S., Weiss, S. J., Levit, J. J., Baldwin, M. E. and Bright, D. R., 2006. Examination of convection-allowing configurations of the WRF model for the prediction of severe convective weather: The SPC/NSSL Spring Program 2004. *Weather and Forecasting*, 21: 167–181.

Kain, J. S. and Coauthors., 2008. Some practical considerations regarding horizontal resolution in the first generation of operational convection-allowing NWP. *Weather and Forecasting*, 23: 931–952.

Lin, Y. L., Farley, R. D. and Orville, H. D., 1983. **Bulk parameterization of the snow field in a cloud model. Journal of Applied Meteorology and Climatology, 22: 1065-1092.**

Mellor, G. L. and Yamada, T., 1982. **Development of a turbulence closure model for geophysical fluid problems. Reviews of Geophysics, 20: 851-875.**

Muller, R. H., 1944. Verification of short – range weather forecasts (a survey of the literature). *American Meteor Society*, 25: 88–95.

McQueen, J. T., Draxler, R. R. and Rolph, G. D., 1995. Influence of grid size and terrain resolution on wind field predictions from an operational mesoscale model. *Journal of Applied Meteorology and Climatology*, 34: 2166–2181.

- Martin, G., 1996.** A dramatic example of the importance of detailed model terrain in producing accurate quantitative precipitation forecasts for southern California. National Weather Service Western Region Tech. Attachment 96-07, 9.
- Mlawer, E. J., Taubman, S. J., Brown, P. D., Iacono, M. J. and Clough, S. A., 1997. **Radiative transfer for inhomogeneous atmosphere, RRTM, a validated correlated-k model for the long-wave.** *Journal of Geophysical Research*, 102: 16663-16682.
- Petch, J. C., A. R. Brown. and M. E. B. Gray., 2002.** The impact of horizontal resolution on the simulations of convective development over land. *Quart. J. Roy. American Meteor Society*, 128: 2031–2044.
- Stanski, H. R., Wilson, L. J. and Burrows, W. R., 1989.** Survey of common verification Methods in Meteorology. World Weather Watch Technical Report No.8. World Meteorological Organisation.
- Skamarock, W. C., Klemp, J. B., Dudhia, J., Gill, D. O., Barker, D. M., Duda, M. G., Huang, X.-Y., Wang, W. and Powers, J. G., 2008.** A description of the Advanced Research WRF Version 3. NCAR Technical Note, TN 475+STR, 113, available at: www.mmm.ucar.edu/wrf/users/docs/arwv3.pdf (last access: January 2012), 2008.
- Schwartz, C. S. and Coauthors., 2009.** Next-day convectional owing WRF model guidance: A second look at 2-km versus 4-km grid spacing. *Mon. Wea. Rev.*, 137, 3351–3372.
- Xue, M. and W. J. Martin., 2006.** A high-resolution modeling study of the 24 May 2002 case during IHOP. Part I: Numerical simulation and general evolution of the dryline and convection. *Monthly Weather Review*, 134: 149–171.
- Weisman, M., Davis, C., Wang, W., Manning, K. and Klemp, K., 2008.** Experiences with 0–36-h explicit convective forecasts with the WRF-ARW model. *Weather and Forecasting*, 23: 407–437.
- Warner, T., 2011.** Numerical Weather and Climate Prediction. Academic press.