

تدوین مدل رایانه‌ای مبتنی بر بیلان آب خاک به منظور برآورد بارش مؤثر در زراعت گندم دیم (مطالعه موردی: استان فارس)

جابر رحیمی^{۱*} - علی خلیلی^۲ - جواد بدراوشان^۳

تاریخ دریافت: ۹۰/۸/۱۴

تاریخ پذیرش: ۹۰/۱۲/۷

چکیده

تخمین بارش مؤثر یکی از مؤلفه‌های اصلی بهره‌برداری زراعی از آب باران، برنامه‌ریزی برای آبیاری در زراعت آبی و تعیین نوسانات تولید در زراعت دیم به منظورهای مدیریت اقتصاد کلان کشور است. در تحقیق حاضر، به منظور برآورد بارش مؤثر در کشت گندم دیم یک مدل دولایه‌ای بیلان آب خاک مبتنی بر رهیافت جدید طراحی و تدوین گردید. در رهیافت حاضر، فرض شده است که علاوه بر آب ذخیره شده در ناحیه ریشه، آن بخش از آب موجود در حدفاصل منطقه قدمی (روز قبل) و جدید (روز فعلی) توسعه ریشه نیز در محاسبه بارش مؤثر روز فعلی در نظر گرفته شود. توانایی بیشتر رهیافت حاضر در تعیین بخشی از تغییرات در میزان محصول گندم دیم که توسط تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است، گواهی بر برتری نسبی این رهیافت بر رهیافت‌های موجود می‌باشد. در ادامه با استفاده از داده‌های هواشناسی روزانه ۱۲ ایستگاه استان فارس (دوره آماری ۱۹۹۹-۲۰۰۰ تا ۲۰۰۸-۲۰۰۹) و با بهره‌گیری از مدل تدوین شده بر اساس مدل تدوین شده مبتنی بر رهیافت پیشنهادی مقابله بارش مؤثر در کشت گندم دیم محاسبه شد. نتایج حاکی از آن است که مقادیر متوسط بارش مؤثر در زراعت گندم دیم از ۱۱۲/۶ میلی‌متر در ایستگاه آباده تا میزان ۲۶۹/۴ میلی‌متر در ایستگاه سد رودزن تغییر می‌کند. همچنین مشخص شد که در قسمت‌های شمال و شمال غرب استان فارس در تامین بارش مورد نیاز، موفقیت بیشتری در تولید محصول گندم دیم وجود دارد.

واژه‌های کلیدی: بارش مؤثر، گندم دیم، مدل بیلان آب خاک، استان فارس

مقدمه

تخمین بارش مؤثر در نواحی کشت دیم همواره یکی از مسائل مدیریت آبیاری در کشاورزی محسوب می‌شود. از این رو، عدم اگاهی از میزان بارش مؤثر به عنوان یکی از شاخص‌ترین تکنیک‌های مدیریت بهره‌برداری از آب باران برای مقابله با کم‌آبی سبب شده است تا کشاورزی در دیمزارهای کشور همواره با ریسک همراه باشد.

بارش مؤثر از دیدگاه‌های متعددی تعریف شده است (۱۵، ۱۸، ۲۲، ۲۸ و ۳۰). به طور کلی، جامع‌ترین تعریف بارش مؤثر که از ترکیب تعاریف فرنگ اصطلاحات آبیاری و زهکشی کمیته بین المللی آبیاری و زهکشی (۲۱) و مطالعات بوس (۱۰ و ۱۱) در مورد کارایی مصرف آب در سطح مزرعه به دست می‌آید به صورت زیر قابل بیان است:

“بارش مؤثر، قسمی از بارش کل می‌باشد که در سطح زیر کشت محصول، در بازه زمانی معین به منظور تأمین نیازهای تبخیر تعرق در ناحیه توسعه ریشه در دسترس می‌باشد.”

در این تعریف، چند نکته حائز اهمیت است: (الف) لحاظ کردن

شناخت پارامترهای آب و هوایی و اثر آنها روی گیاهان زراعی یکی از مهم‌ترین عوامل مؤثر در افزایش عملکرد و به تبع آن بالا بردن تولید می‌باشد. این موضوع بهویژه در شرایط کشاورزی دیم از اهمیت بسزایی برخوردار است. زیرا اقلیم در کشت دیم بیشترین تأثیر را در عملکرد گندم دارد. از میان عوامل آب و هوایی مقدار بارندگی و روند توزیع آن، عامل اصلی کنترل کننده محصولات دیم بهشمار می‌آید.

بدیهی است در هر نوبت از بارندگی تنها بخشی از نزولات، مورد استفاده گیاه قرار می‌گیرد و مابقی آن از طرق مختلف مثل تبخیر، رواناب و عبور از ناحیه گسترش ریشه، از دسترس گیاه خارج می‌شود و به همین دلیل مفهوم “بارش مؤثر” جهت بیان آن قسمت از بارش

۱، ۲، ۳- به ترتیب دانشجوی کارشناسی ارشد، استاد و استادیار گروه مهندسی آبیاری و آبادانی، پردیس کشاورزی و منابع طبیعی، دانشگاه تهران، کرج
(Email: jaberrahimy@ut.ac.ir)
*- نویسنده مسئول:

(۳) بارش مؤثر را در منطقه مشهد بر اساس مقدار بارندگی، مقدار تبخیر تعرق ماهانه و مقدار ذخیره رطوبت در ناحیه ریشه برای استفاده در برنامه‌ریزی‌های دیمکاری مورد تحلیل و بررسی قرار داد. بر اساس این تحقیق مشخص شد توزیع نرمال لگاریتمی برآش بهتری بر داده‌های بارش مؤثر مشهد دارد. عزیزی (۱) طی تحقیقی به برآورد بارش مؤثر در رابطه با کشت گندم دیم در دشت خرم آباد پرداخته و از روش SCS استفاده کرد. در این روش، مقادیر بارش مؤثر بر مبنای بارش، تبخیر و تعرق ماهانه و همچنین عمق ذخیره آب یا عمق آبیاری محاسبه و برآورد شده است. مجرد و همکاران (۴) بارش مؤثر و نیاز آبی را به منظور کشت برنج در جلگه مازندران مورد بررسی قرار دادند. این محققان به این نتیجه رسیدند که بارش مؤثر سهم بیشتری از نیاز آب مصرفی را در غرب جلگه تأمین می‌کند؛ حال آن که این سهم در شرق کمتر است. مقادیر بارش مؤثر در منطقه بسیار کمتر از نیاز خالص آبیاری است.

با توجه به بررسی منابع موجود در مقیاس جهانی و در دهه ۱۹۹۰، از مدل‌های بیلان آبی در زمینه‌های مختلفی استفاده شده است (۴۰). تانک و همکاران (۳۶) به تشریح مدلی مبتنی بر بیلان آب خاک پرداختند. این محققین تمام اجزاء بیلان آب خاک را در ناحیه توسعه ریشه و به عنوان یک لایه در نظر گرفتند. اگرچه کارابی مدل ارائه شده توسط برخی محققین به اثبات رسید (۲۴ و ۴۱)، اما با این حال به کارگیری این مدل یک لایه در مناطق نیمه‌خشک با چالش جدی مواجه است (۳۸). مهدی و همکاران (۵) یک مدل بیلان آب خاک برای مدیریت و برنامه‌ریزی آبیاری گندم ارائه دادند؛ سپس با استفاده از مدل مذکور به مقایسه دو حالت برآورد بارش مؤثر روزانه پرداختند. در حالت اول، بارش مؤثر کمبود رطوبت خاک (نسبت به حالت ظرفیت زراعی) تا حداقل عمق ریشه را جبران می‌کند و در حالت دوم بارش مؤثر تنها کمبود رطوبت خاک تا عمق واقعی ریشه را جبران می‌کند. مقایسه نتایج این دو حالت مختلف به منظور برآورد بارش مؤثر نشان داد که نسبت باران مؤثر به کل مقدار باران از ۴۶/۳۱ درصد در حالت اول به ۷۳/۶ درصد در حالت دوم افزایش یافت.

با توجه به اهمیتی که عوامل اقلیمی در تولید دیم داشته و نیز با توجه به نقش دیم‌زارها در تولید حدود ۴۰ درصد از گندم کشور (۶) و همچنین به علت توانایی‌های بالقوه دیم‌زارهای کشور، لازم است مقادیر بلند مدت پارامترهای هواشناسی بالاخص بارش مؤثر و نقش آن در تعیین پتانسیل مناطق برای کشت گندم دیم مورد بررسی و تحلیل قرار گیرد. با توجه به اهمیت بخش کشاورزی دیم، انجام تحقیقات منطقه‌ای برای تعیین میزان بارش مؤثر در کشت گندم دیم ضروری به نظر می‌رسد. هدف این تدوین یک مدل رایانه‌ای مبتنی بر بیلان آب خاک به منظور برآورد میزان دقیق بارش مؤثر در کشت گندم دیم و همچنین بررسی شرایط اقلیمی بارش مؤثر در کشت گندم دیم در پهنه استان فارس می‌باشد.

گزاره "سطح زیر کشت" به این دلیل است که درجه مؤثر بودن بارش در حالتی که زمین به صورت آیش باشد می‌تواند برای کشت محصول بعدی از خیلی مفید تا خیلی مخرب متغیر باشد؛ که این امر باعث دلسزدی پژوهشگران در تحقیقاتی از این دست می‌گردد. ب) گزاره "بازه زمانی معین" به هر بازه زمانی بین تاریخ کاشت تا تاریخ برداشت اطلاق می‌شود که انتخاب آن به دیدگاه محقق بستگی دارد. ج) گزاره "تأمین نیازهای تبخیر تعرق" نشانگر این موضوع است که بارانی که صرف شستشوی خاک می‌شود در این تعریف به عنوان بارش مؤثر در نظر گرفته نمی‌شود (۱۲).

برآورد مستقیم بارش مؤثر به دلیل هزینه‌ی بالای به کارگیری روش‌ها و ابزارهای دقیق، عمده‌ای به کمک روش‌های تجربی انجام شده است. در این میان روش‌های مبتنی بر بیلان آب خاک، بعد از روش‌های اندازه‌گیری مستقیم دارای بیشترین دقت هستند. مزیت اصلی روش‌های بیلان آب خاک، هزینه کم آنها است و به خصوص بعد از گسترش کامپیوتر، توسعه زیادی یافته‌اند.

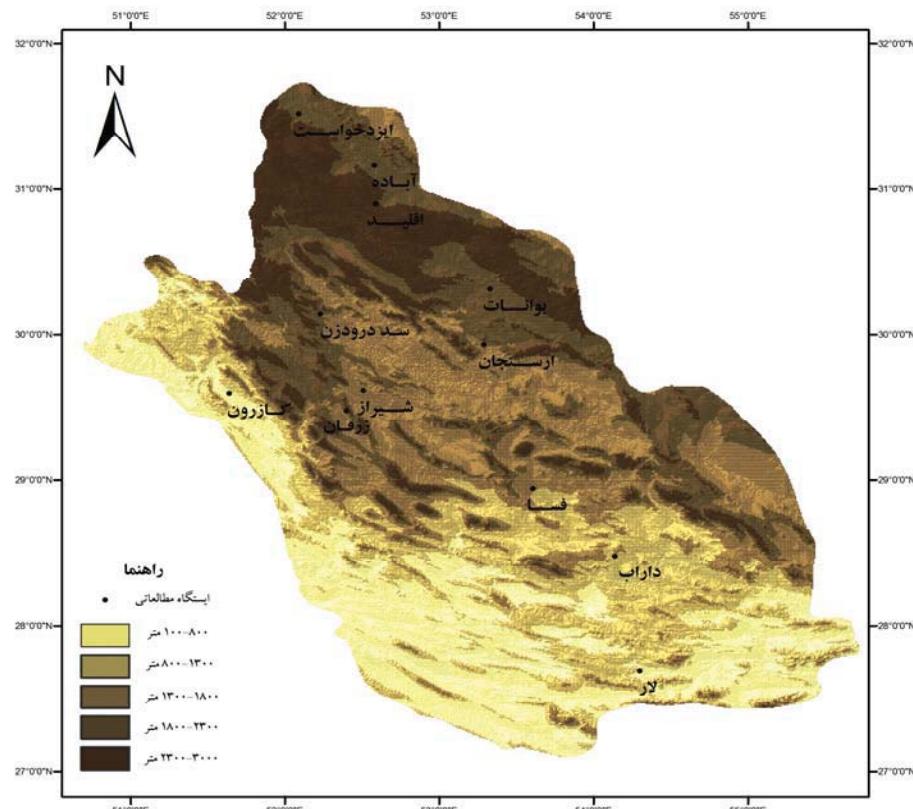
در مورد تحقیقات انجام شده در زمینه بارش مؤثر؛ داستین (۱۵) در مطالعه‌ای در هندستان، درصدی از کل باران را که از ۵۰ تا ۸۰ درصد متغیر است، به عنوان بارش مؤثر در کشت برنج در نظر گرفته است. موهان و همکاران (۲۶) به مقایسه چند روش برآورد بارش مؤثر به منظور کشت برنج پرداختند. اسماجستلا و همکاران (۳۵) بارش مؤثر را به روش SCS (سریوس حفاظت خاک ایالات متحده) محاسبه نموده و نیاز خالص را مقدار آبی در نظر گرفتند که به طور مؤثر توسط باران تامین نمی‌شود. چاهون و همکاران (۱۳)، در زمینه اندازه-گیری باران و برآورد بارش مؤثر برای محصولات دیم و آبی، بارش مؤثر را مقداری از بارش دانسته‌اند که در منطقه ریشه گیاه ذخیره می‌شود. آنها برای برآورد بارش مؤثر دو عامل را دخیل دانسته‌اند: عامل اول، مقدار کل بارندگی و عامل دوم، مقدار ذخیره شده رطوبت در منطقه ریشه. لیتلوود (۲۵) برای برآورد بارش مؤثر در حوضه کنیا از روش SVAT استفاده کرده است. پارامترهایی که وی در این روش به کار برده است عبارتند از بافت خاک، پوشش گیاهی، عناصر اتمسفری، انتقال رطوبت از زیرزمین به سطح خاک و ریشه و همچنین روابط حاصل از بارندگی. شی‌مینگ‌تاسی و همکاران (۳۷) به ارائه مدلی ساده به منظور تعیین بارش مؤثر روزانه به منظور کشت برنج در تایوان پرداختند. در این تحقیق مقادیر بارش مؤثر ماهانه برآورد شده با استفاده از مدل مذکور، با احتمال ۷۵ درصد به عنوان مبنایی برای تجزیه تحلیل‌های مبتنی بر بارش مؤثر در نظر گرفته شد. رحمان و همکاران (۳۲) بارش مؤثر در کشاورزی را در ۱۰ ایستگاه هواشناسی بنگلادش طی دو دوره رشد خریف (جولای تا اکتبر) و ریبع (دسامبر تا مارس) با استفاده از روش‌های فرمول رنفورو، USBR، نرخ تبخیر تعرق به بارندگی و SCS به دست آورده‌اند. نتایج نشان داد که درصد بارش مؤثر متناسب با افزایش فاصله از دریا کاهش می‌یابد. کوچکی

مواد و روش‌ها

داده‌های مورد استفاده

استان فارس در جنوب کشور، با وسعتی معادل ۱۲۲۶۱ کیلومتر مربع بین عرض‌های ۲۷ درجه و ۰۳ دقیقه تا ۳۱ درجه و ۴۰ دقیقه شمالی و طول‌های ۵۰ درجه و ۵۵ دقیقه تا ۵۵ درجه و ۳۵ دقیقه شرقی قرار گرفته است. از کل سطح اراضی زیر کشت گندم کشور در سال زراعی ۱۳۸۷-۱۳۸۸ استان فارس با دارا بودن ۶/۹۱ درصد سطح زیر کشت در رتبه سوم و با ۱۰/۳۶ درصد تولید در رتبه اول قرار داشت. همچنین سطح زیر کشت گندم دیم در استان فارس ۱۰/۷۲۷ هکتار و عملکرد کل آن ۸۹۴۳۶ تن می‌باشد (۶).

در این پژوهش از داده‌های دمای حداکثر و حداکثر روزانه ($^{\circ}\text{C}$)، حداکل و حداکثر رطوبت نسبی، تعداد ساعات آنتابی روزانه، سرعت باد در ارتفاع دو متری از سطح زمین (km/day) و بارندگی روزانه (mm) بدست آمده از ۱۲ ایستگاه هواشناسی سینوفیزیک و کشاورزی موجود در داخل استان، با در نظر گرفتن معیارهای مختلف در انتخاب ایستگاه‌ها، از جمله داشتن آمار طولانی مدت، داشتن حداکل نواقص



شکل ۱ - موقعیت جغرافیایی ایستگاه‌های منتخب در پس‌زمینه توپوگرافی استان فارس

پژوهش تلاش شده است تا رهیافتی جدید مبتنی بر نقاط قوت هر دو رهیافت قبلی به منظور برآورده باشد. قابل قبول از میزان بارش مؤثر در کشت گندم دیم بر اساس تعریف ذکر شده ارائه گردد. در این رهیافت خاک به صورت دولایه در نظر گرفته می‌شود. لایه اول، که منطقه رشد فعلی ریشه است و با گذشت زمان، عمق آن افزایش می‌یابد. لایه دوم، که در حد فاصل انتهای لایه اول و حداکثر عمق توسعه ریشه قرار گرفته است و ضخامت آن با افزایش رشد ریشه کاهش می‌یابد؛ به طوری که در زمان حداکثر رشد گیاه، ضخامت این لایه به صفر می‌رسد. تفاوت رهیافت پیشنهادی با دو رهیافت قبلی در آن است که مادامی که ریشه گیاه به عمق پایین‌تر منتقل می‌شود، از رطوبت ذخیره شده در لایه دوم متعاف می‌گردد و این رطوبت به عنوان بخشی از بارش مؤثر که توانایی تأمین نیاز رطوبتی گیاه را دارد در نظر گرفته شده و به بارش مؤثر محاسبه شده در کل دوره رشد اضافه می‌شود. شکل ۲ نمایی از سه رهیافت مختلف در تعیین بارش مؤثر و نفوذ عمقی را نشان می‌دهد.

در رهیافت حاضر، مقطع عرضی خاک به دو بخش لایه فعال و لایه غیرفعال تقسیم می‌شود. لایه فعال بخشی از خاک تا عمق توسعه روزانه ریشه است که جذب آب توسط ریشه از این لایه صورت می‌گیرد. لایه غیرفعال بخشی است که در زیر لایه فعال، بین حداکثر عمق ریشه و عمق توسعه روزانه ریشه قرار دارد. یکی از فرض‌های اصلی رهیافت پیشنهادی این است که مقدار بارانی که بیش از مقدار ظرفیت زراعی خاک (FC) (در لایه فعال خاک است توسط **فرونشت** عمقی از لایه فعال به لایه غیرفعال منتقل می‌شود، این در حالی است که اگر میزان بارندگی نفوذ یافته از لایه فعال به لایه غیرفعال از ظرفیت نگهداری آب در لایه غیرفعال هم بیشتر باشد نفوذ عمقی از لایه غیرفعال رخ خواهد داد.

تشریح مدل مبتنی بر بیلان آب خاک

ساختار کلی مدل: مدل‌های شبیه‌سازی بیلان آب خاک را می‌توان به طور کلی به دو دسته تقسیم نمود؛ دسته اول آنها بر این این روابط حاکم بر جریان آب در خاک را به عنوان معادله اصلی در نظر گرفته و با اضافه نمودن عامل جذب آب ریشه به معادله حرکت آب در خاک غیر اشباع و حل آن، وضعیت آب خاک را مشخص می‌نمایند (۳۱ و ۲۷). دسته دوم این مدل‌ها از معادله ساده بیلان آب در نیم‌رخ خاک و یا لایه‌های آن استفاده نموده و بیلان آب خاک را به دست می‌آورند. این مدل‌ها افزایش آب خاک را تا حد ظرفیت مزرعه مجاز دانسته و مازاد بر آن را نفوذ عمقی در نظر گرفته و حداقل آب خاک را نقطه پژمردگی در نظر می‌گیرند (۱۷ و ۱۹).

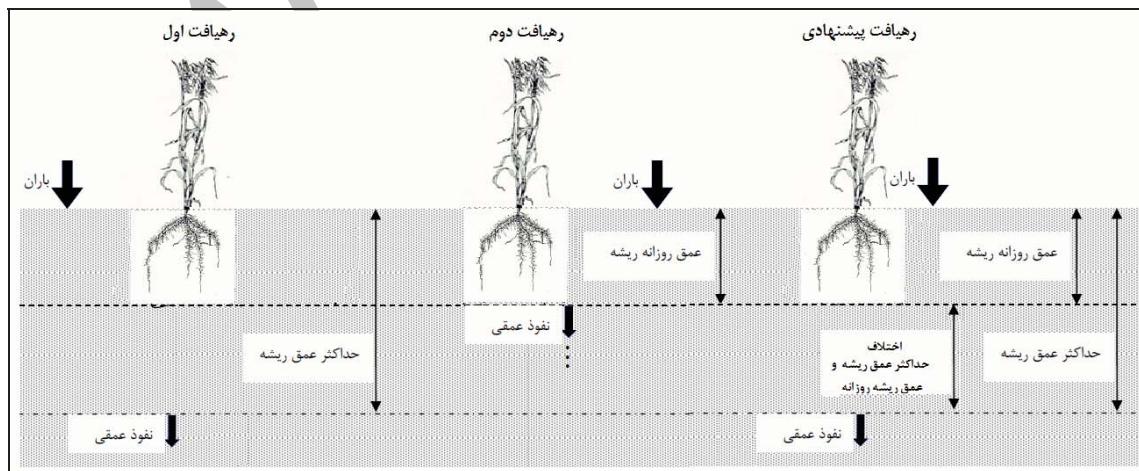
به طور کلی روش‌های مبتنی بر بیلان آب خاک به حل دو معادله اصلی بیلان آب در خاک که در ادامه آمده است؛ استوار هستند.

$$\Delta V = R - (Q + ET + DP + P_c) \quad (1)$$

$$ER = R - (Q + ET + DP + P_c) \quad (2)$$

که در آن ER: میزان بارش مؤثر، ET: مقدار تبخیر تعرق، Q: مقدار رواناب سطحی، DP: مقدار نفوذ عمقی، P_c: مقدار پرگاب، ΔV : مقدار تغییرات آب خاک، R: مقدار بارندگی بر حسب میلی‌متر می‌باشند.

در روش‌های موجود برآورد بیلان رطوبتی روزانه آب خاک به منظور تخمین میزان بارش مؤثر (به عنوان آن قسمت از بارش که مستقیماً جوانگوی نیاز آبی گیاه است) دو رهیافت کلی وجود دارد. در رهیافت اول، عمق توسعه ریشه در تمامی مراحل رشد به منظور برآورد بیلان رطوبتی روزانه آب خاک، ثابت و به اندازه عمق ریشه در زمان حداکثر رشد گیاه فرض شده است. در رهیافت دوم، مقدار آب مازاد که از منطقه ریشه خارج می‌شود به عنوان نفوذ عمقی در نظر گرفته شده و جزء بارش مؤثر روزانه محسوب نمی‌شود. در این



شکل ۲ - نمایی از سه رهیافت مختلف در تعیین بارش مؤثر و نفوذ عمقی

حداکثر رطوبت نسبی، تعداد ساعات آفتابی روزانه، سرعت باد در ارتفاع دو متري از سطح زمين (km/day) و بارندگي روزانه (mm) جمع- آوري شده و در مراحل مختلف مورد استفاده قرار مي گيرد.
برای لایه اول (لایه فعال) محتوای رطوبتی آب خاک در پایان هر روز (t) با استفاده از معادله زیر قابل محاسبه است:

$$MC_{1(t)} = MC_{1(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - P_{1(t)} - PC$$

در فرآيند مدلسازی از شار آب رو به بالا به علت پيچيدگی معادلات و همچنین پايين بودن سطح آب زيرزميني منطقه صرف نظر شده است (۲۹ و ۱۶). در ادامه، اجزاي معادله برآورد بيلان رطوبتی روزانه آب خاک ت释ير خواهد شد.

روند کلي در اين مدل به اين صورت است که ابتدا اطلاعات هوشمناسي شامل حداقل و حداکثر دماي روزانه (°C)، حداقل و

(۳)

كه در آن:

$$P_{1(t)} = \begin{cases} 0 & \text{اگر } MC_{1(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - PC \leq K_{1(t)} \\ MC_{1(t-1)} + ISM_{(t)} + R_{(t)} - Q_{(t)} - ET_{(t)} - K_{1(t)} - PC & \end{cases}$$

در غير اين صورت،

حسب ميليمتر.
به منظور برآورد محتوای رطوبتی لایه اول (غيرفعال) نيز از روابطی مشابه آنچه برای لایه اول بيان شد استفاده مي گردد با اين تفاوت که در لایه دوم هدر رفت به علت تبخیر تعرق وجود ندارد.

$$MC_{2(t)} = MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} - P_{2(t)}$$

كه در آنها MC_1 : محتوای رطوبتی لایه اول (لایه فعال)، R : مقدار بارندگي حسب ميليمتر، ISM : رواناب، Q : افزایش رطوبت خاک بدليل رشد روزانه ريشه، ET : تبخير تعرق، P_1 : فرونشت عمقي از لایه اول (لایه فعال)، P_C : مقدار برگاب، K_1 : ظرفيت نگهداري آب در دسترس خاک (FC - PWP) در لایه اول مي باشد (كليه واحدها

(۴)

كه در آن:

$$P_{2(t)} = \begin{cases} 0 & \text{اگر } MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} \leq K_{2(t)} \\ MC_{2(t-1)} - ISM_{(t)} + P_{1(t)} - K_{2(t)} & \end{cases}$$

در غير اين صورت،

معادله زير محاسبه مي شود (۹)
 $RD_{(t)} = RDM[0.5 + 0.5 \sin(3.03(DAS/DTM) - 1.47)]$ (۷)
كه در آن؛ t : شماره روز از ابتداي کاشت است، $RD_{(t)}$: عمق روزانه ريشه حسب ميليمتر، RDM : عمق ريشه در زمان حداکثر رشد گياب حسب ميليمتر، DAS : تعداد روز بعد از کاشت و RD : تعداد کل روزها برای رسیدن به عمق ريشه در زمان حداکثر رشد گياب مي باشد. البته ذكر اين نكته نيز حائز اهميت است که با توجه به اينکه حداکثر عمق ريشه دهي به عوامل بسيار زيادي وابسته است، نمي توان به طور قطع در اين مورد اظهار نظر کرد. همین عدم قطعیت در مورد تعداد روزهای لازم برای اينکه گياب گندم به حداکثر عمق ريشه برسد نيز وجود دارد؛ اما به طور متوسط زمان رسیدن به حداکثر عمق ريشه را مرحله ميانی رشد در نظر مي گيرند (۲۳). همچنین ميزان

كه، MC_2 : محتوای رطوبتی لایه دوم (لایه غيرفعال)، P_2 : فرونشت عمقي از لایه دوم (لایه غيرفعال)، K_2 : ظرفيت نگهداري آب در دسترس خاک (FC - PWP) در لایه دوم مي باشدند (كليه واحدها حسب ميليمتر).

مدلسازی رشد ريشه: ريشه هاي گندم، افshan و سطحي است، به گونه اي که ۷۰ درصد ريشه گندم در عمق ۲۵ تا ۳۰ سانتيمتری خاک قرار دارد (۳۹). با توجه به بررسی هاي موجود، ريشه هاي گندم در شرایط کاملا مناسب آب و هواي و در شرایط مساعد بودن خاک ممکن است تا بيش از دو متر در زمين نفوذ کند (۳۴). عوامل بسياری در عمق حداکثر رشد ريشه گياب گندم مؤثر مي باشد که از آن جمله می توان به جنس خاک، رقم گياب، تهويه خاک و غيره اشاره کرد. بررسی مدل سازی عمق روزانه ريشه برای کل دوره رشد با استفاده از

مترا، S : ظرفیت نگهداری خاک (میلی‌متر)، CN : شماره منحتی که تابعی از خصوصیات فیزیوگرافی و رطوبتی خاک در منطقه می‌باشدند (۱۴).

برگاب: مقدار برگاب از کل مقدار بارش کسر می‌گردد تا مقدار بارش خالص نفوذ کرده در خاک بهدست آید. مقدار برگاب از فرمول تجربی هورتون به صورت زیر محاسبه می‌گردد (۲۰):

$$Pc = a + b R_i^n \quad (15)$$

که در آن؛ R_i : کل بارش در شماره روز i (mm)، Pc : مقدار برگاب (mm)، a و b و n : ضرایب ثابت معادله هستند که توسط هورتون برآورد شده است و برای گیاه گندم به ترتیب برابر 0.05 و 0.005 می‌باشدند (h : ارتفاع گیاه).

تبخیر تعرق پتانسیل: هرچند دقیق‌ترین روش محاسبه‌ی تبخیر تعرق گیاه مرجع، لایسیمتر وزنی می‌باشد اما با توجه به نبود داده‌های لایسیمتری ابتدا لازم است تبخیر تعرق پتانسیل به روش پنمن مانند فائق تعبین شود. این روش که در حال حاضر عنوان روش استاندارد در برآورد تبخیر تعرق پتانسیل مورد استفاده قرار می‌گیرد به صورت زیر است (۷):

$$ET_0 = (0.408\Delta(R_n - G) + \gamma[900/(T + 273)] \quad (16)$$

$$U_2(e_s - e_a))/(\Delta + \gamma(1 + 0.34U_2))$$

که در آن؛ ET_0 : تبخیر تعرق گیاه مرجع (mm)، R_n : تابش خالص در سطح پوشش گیاهی ($MJm^{-1}d^{-1}$)، T : متوسط دمای هوا در ارتفاع دو متري از سطح زمين (0C)، U_2 : سرعت باد در ارتفاع دو متري از سطح زمين (MS^{-1})، $e_s - e_a$: کمبود فشار بخار در ارتفاع دو متري (KPa)، Δ : شب منحنی فشار بخار (KPa^0C^{-1})، γ : ضریب سایکرومتری (KPa^0C^{-1})، G : شار گرما به داخل خاک ($MJm^{-1}d^{-1}$) می‌باشدند.

برآورد ضریب گیاهی: برای تعیین ضریب گیاهی از فرمول‌ها و جداول ارائه شده توسعه فائق (۷) استفاده شده است. بدین صورت که مراحل رشد به چهار مرحله تقسیم شده و برای هر مرحله از دوران رشد گیاه گندم ضرایب با استفاده از جدول ۲ و روابط زیر بهدست آمد.

$$Kc_i = Kc_{ini}$$

$$Kc_i = (Kc_{ini} + (Kc_{mid} - Kc_{ini}))(i - L_2)/(L_3 - L_2)$$

$$Kc_i = Kc_{mid}$$

$$Kc_i = (Kc_{mid} - (Kc_{mid} - Kc_{end}))(i - L_4)/(L_5 - L_4)$$

روز از ابتدای سال که مرحله میانی شروع می‌شود، L_4 : شماره روز از ابتدای سال که مرحله انتهایی شروع می‌شود، L_5 : شماره روز از ابتدای سال که فصل رشد پایان می‌یابد، i : شماره روز از ابتدای سال میلادی می‌باشد.

RD اولیه نیز با این فرض که در روز نخست کاشت با توجه به عمق کاشت تبخیر از خاک در ۱۵ سانتی‌متر فوچانی خاک صورت می‌گیرد برابر ۱۵ سانتی‌متر در نظر گرفته شده است (۱۶ و ۳۳). یادآوری می‌شود در حالتی که عمق ریشه به حداقل خود می‌رسد تنها یک لایه به عنوان لایه فعل وجود خواهد داشت، بنابراین محاسبات مربوط به لایه غیرفعال و همچنین افزایش رطوبت خاک به دلیل رشد روزانه‌ی ریشه متوقف خواهد شد. در این مطالعه، حداقل عمق ریشه دهی در خاک‌هایی با بافت سنگین برابر ۸۰ سانتی‌متر و در خاک‌هایی با بافت سبک (مانند لومی شنی) برابر ۱۲۰ سانتی‌متر در نظر گرفته شده است (۳۴).

ظرفیت نگهداری آب قابل دسترس در دو لایه خاک:

ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک برای لایه اول از رابطه زیر محاسبه شد:

$$K_{1(t)} = K_{1(t-1)} + (K_{2(t-1)} \times DRD)/(RDM - RD_{(t)}) \quad (8)$$

که، DRD : افزایش روزانه عمق ریشه حسب میلی‌متر می‌باشد:

$$DRD = RD_{(t)} - RD_{(t-1)} \quad (9)$$

و ظرفیت نگهداری آب در دسترس خاک برای لایه دوم با توجه به رابطه زیر بدست آمد:

$$K_{2(t)} = K_{2(t-1)} + P_{1(t)} + P_{2(t)} \quad (10)$$

افزایش رطوبت خاک به دلیل رشد روزانه ریشه حسب میلی‌متر

هم از رابطه زیر بدست آمد:

$$ISM_{(t)} = (MC_{2(t-1)} \times DRD)/(RDM - RD_{(t)}) \quad (11)$$

رواناب: برای محاسبه مقدار رواناب از روش اداره حفاظت خاک

آمریکا (SCS) استفاده شد. که فرمول آن با توجه به نوع خاک،

پوشش گیاهی، رطوبت اولیه خاک و مقادیر مختلف بارش به صورت

زیر است:

$$Q = (R - 0.2S)^2 / (R + 0.8S) \quad (12)$$

$$Q = 0 \quad \text{if } R \leq 0.2S \quad (13)$$

$$S = ((1000/CN) - 10) \times 25.4 \quad (14)$$

که در آن‌ها؛ R : ارتفاع بارندگی (میلی‌متر)، Q : ارتفاع رواناب (میلی-

$$L_1 \leq i < L_2 \quad (17)$$

$$L_2 \leq i < L_3 \quad (18)$$

$$L_3 \leq i < L_4 \quad (19)$$

$$L_4 \leq i \leq L_5 \quad (20)$$

که در آنها؛ Kc_i : ضریب گیاهی روزانه، Kc_{ini} : ضریب گیاهی

مرحله ابتدایی، Kc_{mid} : ضریب گیاهی مرحله میانی، Kc_{end} : ضریب

گیاهی مرحله انتهایی (که هر سه از جدول ۲ بهدست می‌آید)، L_1 :

شماره روز از ابتدای سال که مرحله ابتدایی شروع می‌شود، L_2 :

شماره روز از ابتدای سال که مرحله توسعه شروع می‌شود، L_3 : شماره

شاخص ارزیابی رهیافت پیشنهادی در تعیین بارش مؤثر در کشت گندم دیم استفاده شده است. برای این منظور اطلاعات مربوط به عملکرد ۱۴ ساله گندم دیم (۱۹۹۵-۲۰۰۸) استان فارس از مرکز آمار و اطلاعات وزارت جهاد کشاورزی کشور دریافت گردید. سپس همبستگی بین مقادیر برآورد شده بارش مؤثر در کل فصل کشت با استفاده از رهیافت‌های مختلف و میزان عملکرد گندم دیم در واحد هکتار مورد ارزیابی قرار گرفت. نتایج مربوط به این بررسی در شکل ۳ ارائه گردیده است. همانطور که مشخص است بارش مؤثر برآورد شده با استفاده از رهیافت پیشنهادی به طور نسبی توانایی بیشتری در تعیین بخشی از تغییرات در میزان محصول گندم دیم که توسط تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است را داراست، که این امر خود گواهی بر برتری نسبی این رهیافت بر رهیافت‌های موجود می‌باشد. البته ذکر این نکته حائز اهمیت است که عملکرد گندم دیم به عوامل مختلفی به غیر از مقدار بارش مؤثر وابسته می‌باشد که از آن جمله می‌توان به شرایط دمایی، آفات، توزیع بارش در طی فصل رشد و غیره اشاره کرد، لذا یکی از دلایل پایین بودن همبستگی بین تغییرات در میزان عملکرد گندم دیم و تغییرات در مقدار بارش مؤثر مربوط به این است که تنها بخشی از تغییرات در عملکرد گندم دیم با تغییرات در مقدار بارش مؤثر قابل توجیه است.

شکل ۴، مقادیر متوسط بارش مؤثر برآورد شده تحت دو رهیافت قبلی و رهیافت پیشنهادی را نشان می‌دهد. با توجه به شکل، در رهیافت اول همواره مقادیر برآورد شده بیشتر از رهیافت پیشنهادی می‌باشد.

دلیل این ناشی از این است که در رهیافت اول، عمق توسعه ریشه در تمامی مراحل رشد به منظور برآورد بیلان رطوبتی روزانه آب خاک، ثابت و به اندازه عمق ریشه در زمان حداقل رشد گیاه فرض شده است؛

جدول ۲- ضرایب گیاهی مربوط به گیاه گندم (۲)

گیاه	ضرایب گیاهی			
	Kc _{end}	Kc _{mid}	Kc _{ini}	
گندم	۱	۰/۲۵	۱/۱۵	۰/۳

در این پژوهش از زمان کاشت تا زمانی که ۷۷۵ دارصد بوته‌ها سبز شده بودند به عنوان مرحله ابتدایی رشد، از سبز شدن تا انتهای گلدهی به عنوان مرحله رشد و توسعه، از گلدهی تا رسیدن به عنوان مرحله میانی و از رسیدن تا برداشت به عنوان مرحله پایانی در نظر گرفته شده است.

بر همین اساس میزان تبخیر تعرق واقعی گیاه گندم در هر روز i از رابطه زیر به دست آمد:

$$ET_C = ET_0 \times Kc_i \quad (21)$$

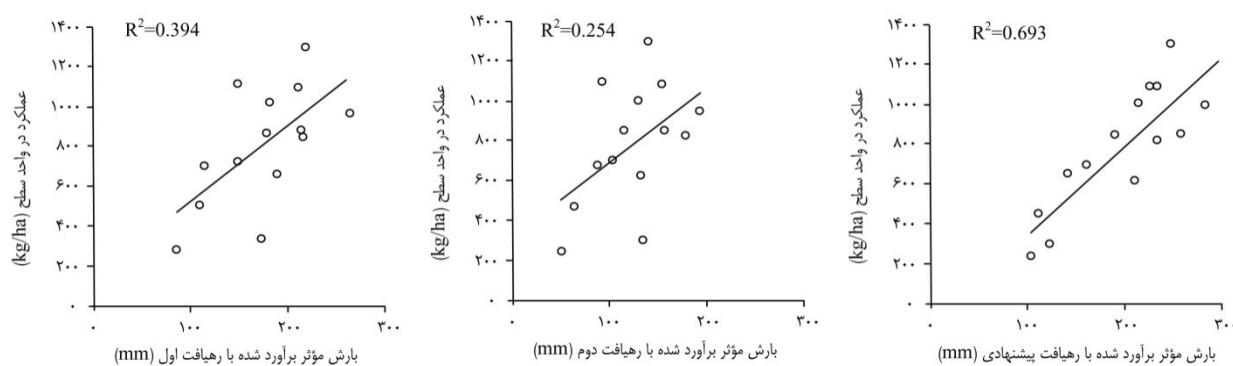
که در آنها؛ Kc_i : ضریب گیاهی روزانه، ET_0 : تبخیر تعرق گیاه مرجع (mm) و ET_C : تبخیر تعرق گیاه گندم (mm) می‌باشد. بارش مؤثر: در نهایت، بارش مؤثر طبق رابطه زیر محاسبه می‌شود:

$$ER = (MC_{1(t)} - MC_{1(t-1)}) + ET_C \quad (22)$$

که در آن؛ ER : بیانگر میزان بارش مؤثر (mm)، MC_1 : محتوای رطوبتی لایه ۱ (لایه فعل) در انتهای روز i (mm)، $MC_{1(t-1)}$: محتوای رطوبتی لایه اول (لایه فعل) در انتهای روز قبل (mm) و؛ ET_C : تبخیر تعرق واقعی در روز i (mm) می‌باشد.

نتایج و بحث

در این پژوهش از مقایسه کارایی رهیافت‌های موجود و رهیافت پیشنهادی در تعیین بخشی تغییرات در میزان محصول گندم دیم که توسط تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است به عنوان

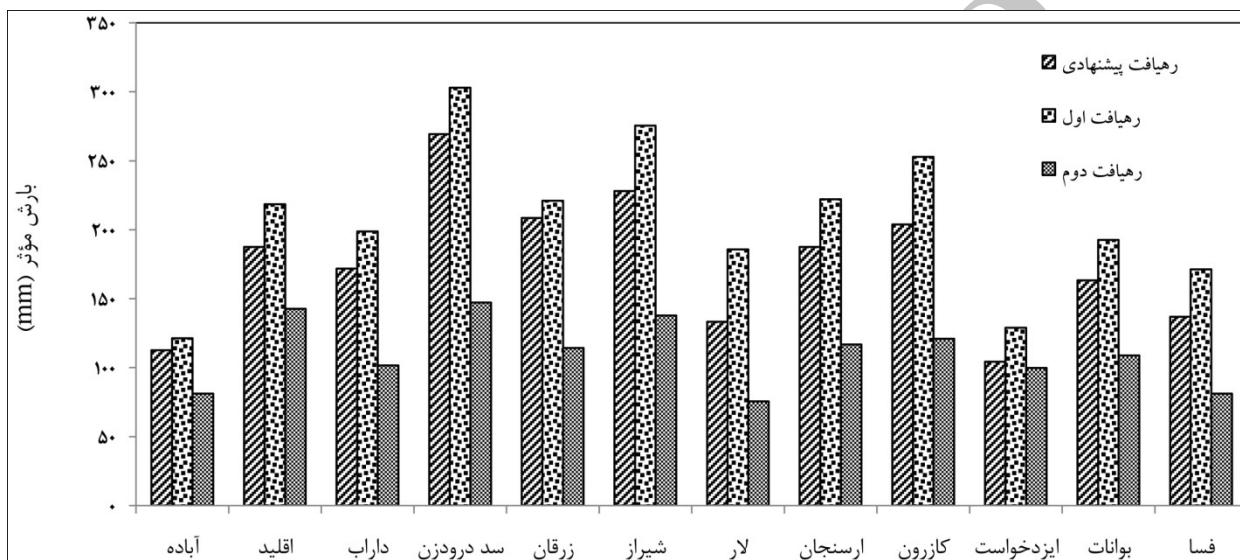


شکل ۳- بررسی همبستگی بین مقادیر برآورد شده بارش مؤثر بدست آمده با استفاده از رهیافت‌های مختلف و میزان عملکرد گندم دیم در واحد هکتار

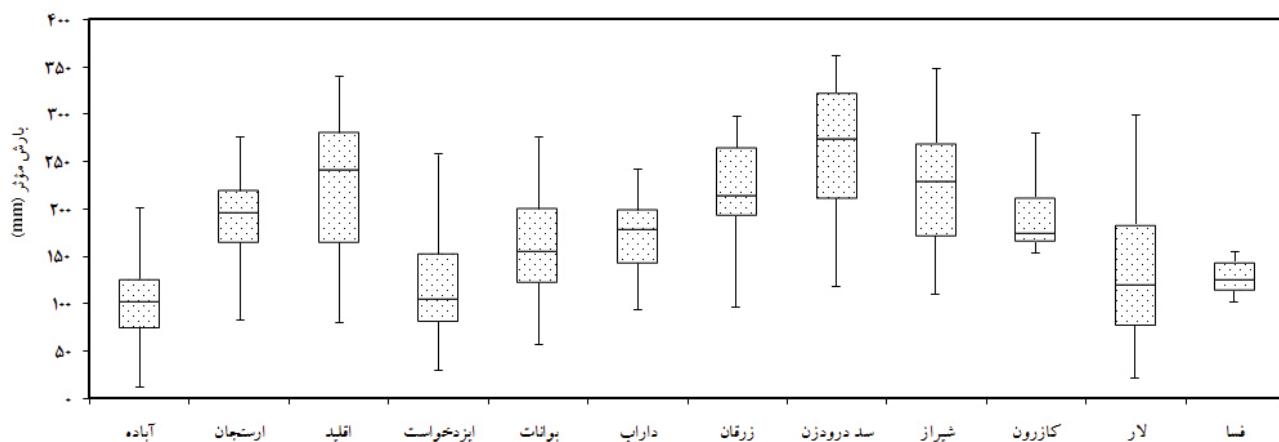
جدید برای ۱۰ سال آمار استان فارس نشان داد که در طی دوره آماری مورد بررسی بیشینه مطلق بارش مؤثر در طی دوره کشت گندم به میزان ۴۲۳ میلی‌متر (ایستگاه سد درودزن) در سال کشت ۲۰۰۸-۲۰۰۷، و کمینه مطلق بارش مؤثر در طی دوره کشت گندم به میزان ۲۰۰۷ میلی‌متر (ایستگاه لار) سال کشت ۱۹۹۹-۲۰۰۰ بوده است. شکل ۵ نمودار Box-Whisker بارش مؤثر در زراعت گندم دیم را در شبکه ایستگاه‌های مطالعاتی نشان می‌دهد. این نمودار، مقادیر ۵ پارامتر آماری شامل صدک پنجم، چارک اول، متوسط، چارک سوم و صدک ۹۵ داده‌ها را نشان می‌دهد.

حال آنکه طبق تعریف بارش مؤثر بایستی مقدار رطوبت در دسترس در ناحیه توسعه ریشه که می‌تواند به منظور تأمین نیازهای تبخیر تعرق استفاده قرار گیرد به عنوان بارش مؤثر در نظر گرفته شود. همچنین رهیافت دوم مقادیر برآورده شده را همواره کمتر برآورد می‌کند؛ چراکه در رهیافت پیشنهادی مدامی که ریشه گیاه به عمق پایین‌تر منتقل می‌شود، از رطوبت ذخیره شده در لایه دوم منتفع می‌گردد و این رطوبت به عنوان بخشی از بارش مؤثر که توانایی تأمین نیاز رطوبتی گیاه را دارد در نظر گرفته شده و به بارش مؤثر محاسبه شده در کل دوره رشد اضافه می‌شود.

اجرای مدل بیلان آب خاک دولایه تدوین شده مبتنی بر رهیافت



شکل ۴- مقایسه نتایج حاصل از برآورد بارش مؤثر تحت دو رهیافت قبلی و رهیافت پیشنهادی



شکل ۵- نمودار Box-Whisker بارش مؤثر در زراعت گندم دیم در شبکه ایستگاه‌های مطالعاتی استان فارس

می رویم از مقدار بارش مؤثر کاسته می شود. به علاوه بیشترین مقدار بارش مؤثر در منطقه در شمال غرب و کمترین آن در بخش های مرکزی استان مشاهده می شود. لذا انتظار می رود این مورد تأثیر مثبتی بر عملکرد محصول گندم دیم در نیمه شمالی استان داشته باشد. همچنین بررسی های بیشتر نشان داد که نسبت مقادیر بارش مؤثر در زراعت گندم دیم برآورد شده به مقدار بارش سالانه (میلی متر) از $0/8$ در ایستگاه آباده در شمال استان فارس تا میزان $0/5$ در ایستگاه لار در جنوب استان تغییر می کند (نتایج ارائه نشده است).

نتیجه گیری

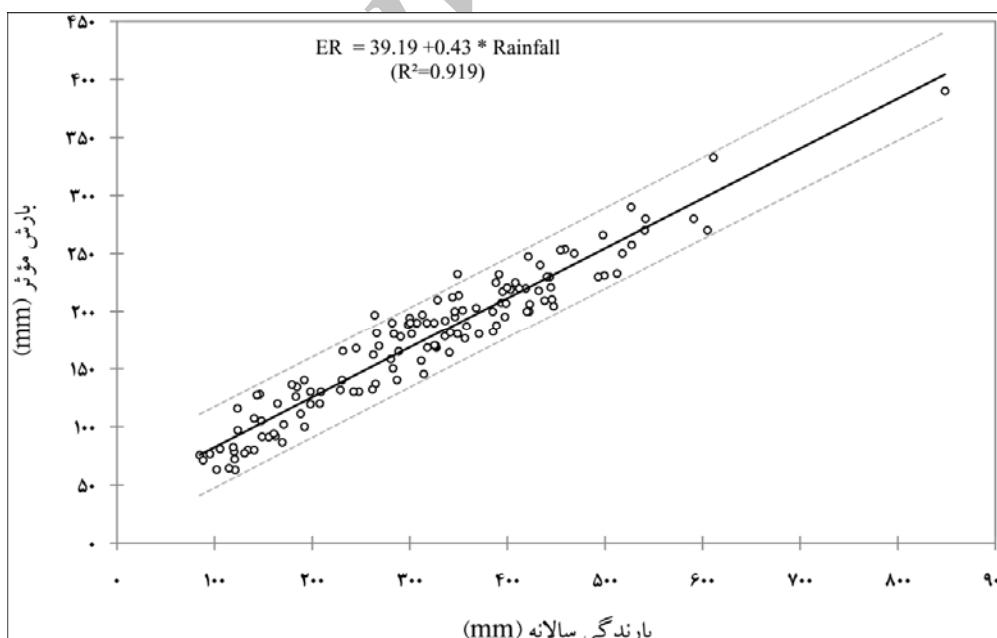
در بررسی حاضر تلاش شده است تا با در نظر گرفتن توانمندی های رهیافت های موجود به ارائه رهیافتهای پیشنهادی به منظور برآورد مناسب تر بارش مؤثر در زراعت گندم دیم پرداخته شود. ارزیابی رهیافت پیشنهادی در مقایسه با رهیافت های موجود با استفاده از عملکرد گندم دیم نشان داد که مدل بیلان آب خاک دولایه تدوین شده مبتنی بر رهیافت پیشنهادی به طور نسبی توانایی بیشتری در تعیین بخشی از تغییرات در میزان محصول گندم دیم که توسط تغییرات در میزان بارش مؤثر قابل توجیه است را دارد است، که این امر خود گواهی بر برتری نسی این رهیافت بر رهیافت های موجود می باشد.

همان طور که از نمودار فوق بر می آید ایستگاه سد درودزن با متوسط $269/4$ میلی متر و ایستگاه ایزدخواست با متوسط $104/4$ میلی متر به ترتیب حداکثر و حداقل مقادیر متوسط بارش مؤثر طی دوره کشت گندم دیم در استان را به خود اختصاص داده اند. قابل ذکر است که کمترین تغییرپذیری بارش مؤثر مربوط به ایستگاه فسا و بیشترین تغییرپذیری مربوط به ایستگاه لار است.

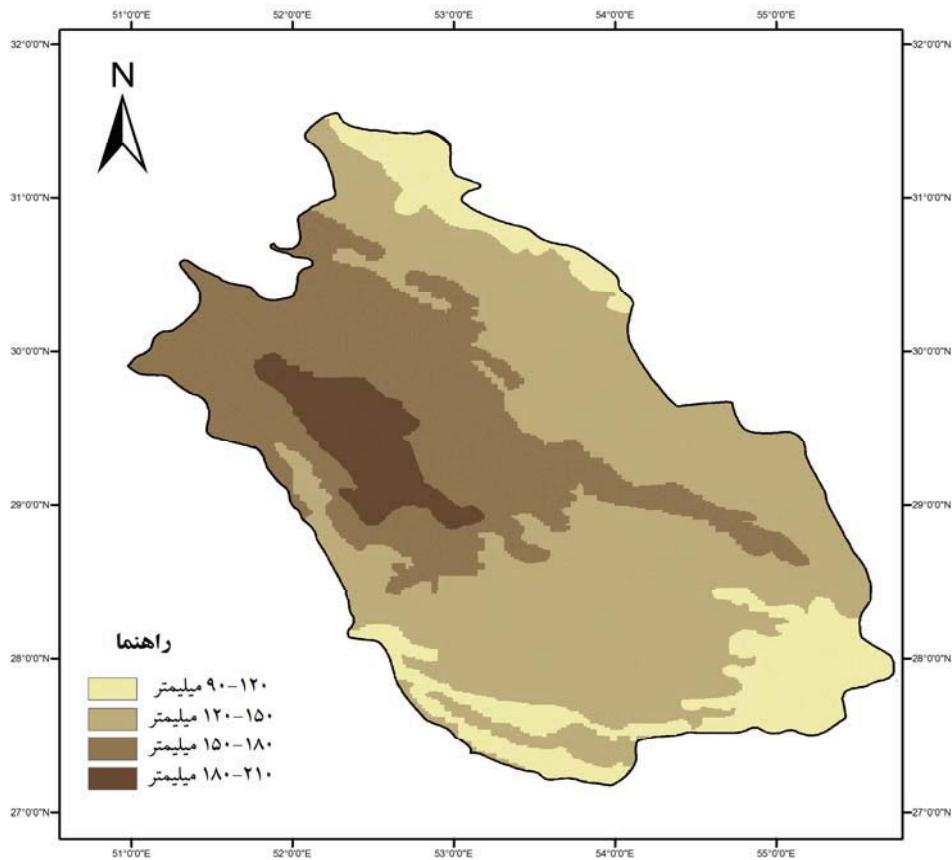
از آنجا که تخمین بارش مؤثر در نواحی تحت کشت دیم یکی از مسائل مدیریت آبیاری در کشاورزی محسوب می شود؛ همبستگی بین مقادیر متوسط بارندگی سالانه ایستگاه های شبکه مطالعاتی و میزان بارش مؤثر برآورد شده مورد ارزیابی قرار گرفت. شکل ۶ رابطه این همبستگی، ضریب تبیین (R^2) و حدود اطمینان 95 درصد را نمایش می دهد. همانطور که از شکل ۶ برمی آید ضریب تبیین (R^2) به دست آمده از این آزمون حاکی از رضایت بخش بودن همبستگی بین مقادیر متوسط بارندگی سالانه ایستگاه های شبکه مطالعاتی و میزان بارش مؤثر برآورد شده با رهیافت پیشنهادی است.

از آنجا که وضعیت بارش مؤثر سالانه نقش بسیار مهمی در حصول عملکرد مطلوب دارد، در این مطالعه، نقشه میزان بارش مؤثر در کشت گندم دیم با استفاده از اعمال رابطه رگرسیونی منعکس شده در شکل ۶ بر نقشه متوسط بارش سالانه استان فارس به دست آمد (شکل ۵).

بررسی نقشه های مقادیر برآورد بارش مؤثر استان فارس (شکل ۷) نشان می دهد که مقادیر بارش مؤثر در بخش های غرب و شمال غرب استان عموماً بیشتر است و هرچه به سمت بخش های جنوبی تر پیش



شکل ۶- رابطه رگرسیونی بین بارش مؤثر برآورد شده و بارندگی سالانه در شبکه ایستگاه های مطالعاتی استان فارس.
خطوط منقطع، حدود اعتماد ۹۵٪ خط رگرسیون را نشان می دهند.



شکل ۷- نقشه‌ی متوسط بارش مؤثر سالانه در زراعت گندم دیم در استان فارس (طی سال کشت ۱۹۹۹-۲۰۰۰ تا ۲۰۰۸-۲۰۰۹)

قوی وجود دارد و در قسمت‌های شمال و شمال غرب استان فارس محدودیت کمتری به لحاظ میزان بارش مؤثر برای زراعت گندم دیم وجود دارد.

همچنین تحلیل آماری میزان بارش مؤثر سالانه و بارندگی سالانه با استفاده از مدل مذکور در ایستگاه‌های منتخب استان فارس طی دروهی آماری سال‌های کشت ۱۹۹۹-۲۰۰۰ تا ۲۰۰۸-۲۰۰۹ نشان داد که بین بارش مؤثر و بارش سالانه در پهنه استان همبستگی

منابع

- ۱- عزیزی ق. ۱۳۷۹. برآورد بارش مؤثر در رابطه با کشت گندم دیم (مورد دشت خرم آباد). مجله پژوهش‌های جغرافیایی. ۳۹: ۱۱۵-۱۲۳.
 - ۲- علیزاده ا، و کمالی غ. ۱۳۸۶. نیاز آبی گیاهان در ایران، چاپ اول، نشر دانشگاه امام رضا (ع).
 - ۳- کوچکی ع، و کمالی غ. ۱۳۷۶. باران مؤثر مشهد، فصلنامه تحقیقات جغرافیایی. ۱: ۳۳-۴۹.
 - ۴- مجرد ف، قمرنیا ه، و نصیری ش. ۱۳۸۴. برآورد بارش مؤثر و نیاز آبی برای کشت برنج در جلگه مازندران. فصلنامه پژوهش‌های جغرافیایی، شماره .۵۴
 - ۵- مهدی م، سپاسخواه ع، و منفرد م. ۱۳۸۸. توسعه و کاربرد مدل رایانه‌ای مدیریت و برنامه ریزی آبیاری مزرعه گندم بر اساس بیلان آب در خاک و بارش. علوم آب و خاک (علوم و فنون کشاورزی و منابع طبیعی). سال سیزدهم، شماره ۴۹
 - ۶- وزارت جهاد کشاورزی، اداره کل آمار و اطلاعات کشاورزی، (۱۳۷۴-۱۳۸۸)، آمارنامه کشاورزی.
- 7- Allen R.G., Pereira L.S., Raes D., and Smith M. 1998. Crop evapotranspiration – guidelines for computing crop water requirements. FAO Irrigation and drainage paper 56. <http://www.fao.org/docrep/X0490E/x0490e00.htm>.
- 8- Belmans C., Wesseling J.G., and Feddes R.A. 1983. Simulation of water balance of a cropped soil: SWATRE. Journal of hydrology 63: 271-286.
- 9- Borg H., and Grimes D.W. 1986. Depth development of root with time-an empirical description. Transaction of

- ASAE. 29: 194-198.
- 10- Bos M.G., and Nugteren J. 1974. On irrigation efficiencies. Publication 19. 1st Edition 1974; 2nd Edition 1978; 3rd Revised Edition 1982; 4th Edition 1990. International Institute for Land Reclamation and Improvement/ILRI, Wageningen, pp. 117. 4th Edition also published in Farsi with IRANCID, Tehran.
- 11- Bos M.G. 1980. Irrigation efficiency at crop production level. ICID Bulletin, 29(2): 18–26. ICID, New Delhi, (also in French and Spanish).
- 12- Bos M.G., Kselik R.A.L., and Allen R.G. 2009. Water requirements for irrigation and the environment. Dordrecht, Springer. ISBN: 978-1-4020-8947-3.
- 13- Chahoon J., Yonts D., and Melvin S. 2001. Estimating effective rainfall, www.iavrpubs.unl.edu/irrigation/g1099.htm.
- 14- Chow V.T. 1964. Handbook of applied hydrology. McGraw-Hill, New York.
- 15- Dastane N.G. 1978. Effective rainfall, FAO Consultant, Project Coordinator; Indian agricultural research institute, New Delhi.
- 16- Hajilal M.S., Rao N.H., and Sarma P.B.S. 1998. Planning intra-seasonal water requirements in irrigation projects. Agricultural Water Management. 37: 163–182.
- 17- Hanks R.J. 1974. Model for predicting plant yield as influenced by water use. Agronomy journal. 66: 660- 665.
- 18- Hayes G.I., and Buell J.H. 1955. Water and our forests: trees also need water at the right time and place. In Hater Yearbook, USDA 1955: 219-28.
- 19- Hess T.M. 1994. IMS irrigation scheduling program. Paper of Silsoe College, UK.
- 20- Horton R.E. 1919. Rainfall interception, Monthly Weather Review, 47:603-623.
- 21- ICID Committee on Assembling Irrigation Efficiency Data. 1978. M.G. Bos (Chmn.) Standards for the calculation of irrigation efficiencies. ICID Bulletin 27(1):91–101. New Delhi (also published in French, Spanish, Turkish, Arabic, and Persian).
- 22- Jensen M.E., Burman R.D., and Allen R.G. 1990. Evapotranspiration and irrigation water requirements, ASCE manual and reports on engineering practice No. 70.
- 23- Lashari B.K., Laghari K.Q., and Phul A.M. 2010. Development of an irrigation scheduling model. Journal of engineering & technology, Mehran university research, Volume 29, Issue 4.
- 24- Laya D., Van Ranst E., and Herrero J. 1998. A modified parametric index to estimate yield potentials for irrigated alfalfa on soils with gypsum in Quinto(Aragón, Spain). Geoderma, 87: 111-122.
- 25- Littlewood L.G. 2003. Sequential conceptual simplification of the effective rainfall component of a rainfall stream flow model for a small Kenyan catchment, United Kingdom; www.iemss.org/iems2003/iemss-program-phtml.
- 26- Mohan S., Simhadirirao B., and Arumugam N. 1996. Comparative study of effective rainfall estimation methods for lowland rice. Water resources management, 10(1): 35-44.
- 27- Nima M.N., and Hanks R.J. 1973. Modeling for estimating soil water, plant and atmospheric interrelations: I. Description and sensitivity. Soil Science Society of America. Proceedings. 37: 522-532.
- 28- Ogrosky H.O., and Mackus V. 1964. Hydrology of agricultural lands ; Sec. 21 In Handbook Hydrology by V. T. Chow ; McGraw Hill ; New York; PP. 1-27.
- 29- Panigrahi B., and Sudhindra N.P. 2003. Field test of a soil water balance simulation model. Agricultural Water Management. 58, 3: 223-240.
- 30- Patwardhan A.S., Nieber J., and Johns E. 1990. Effective rainfall estimation methods; Journal of Irrigation and Drainage Engineering, Vol. 116, No. 2, March/April.
- 31- Ragab R., Beese F., and Ehlers W. 1990. A soil water balance and dry matter production model: I. Soil water balance of oat. Agronomy journal. 82: 1, 152-156.
- 32- Rahman M.M., Islam M.O., and Hasanuzzaman M. 2008. Study of effective rainfall for irrigated agriculture in south-eastern part of Bangladesh, World journal of agricultural Sciences, 4(4): 453-457.
- 33- Rao N.H. 1987. Field test of a simple soil water balance model for irrigated areas. Journal of Hydrology. 91: 179–186.
- 34- Rickert K.G., Sedgley R.H., and Stem W.R. 1987. Environmental response of spring wheat in the south-western Australian wheat belt. Australian Journal of Agricultural Research, 38: 655-670.
- 35- Smajstrla A.G., and Zazueta F.S. 2001. Estimating crop irrigation requirements for irrigation system design and consumptive use permitting; www.fao.org/waicent/faoinfo/agricult/agl/public.
- 36- Tang H., Van Ranst E., and Sys C. 1992. An approach to predict land production potential for irrigated and rainfed winter wheat in Pinan County, China. Soil Technology, 5: 213-224.
- 37- Tsai S.M., Chen S., and Wang H.Y. 2005. A study on the practical model of planned effective rainfall for paddy fields in Taiwan. Journal of Marine Science and Technology, Vol. 13, No. 2, pp. 73-82.
- 38- Verdoodt A., and Van Ranst E. 2003. Modelling crop production potentials for yield gap analysis under semi-arid conditions in Guquka, South Africa. Soil Use and Management 19, 372-380.
- 39- Wilhelm W., Mielke L.N., and Fenster C.R. 1982. Root development of winter wheat as related to tillage practices in western Nebraska. Agronomy Journal. 74, pp. 85–88.

- 40- Xiong L., and Guo S. 1999. A two – parameter monthly water balance model and its application, Journal of Hydrology, 216: 111-123.
- 41- Ye L., and Van Ranst E. 2002. Population carrying capacity and sustainable agricultural use of land resources in Caoxian County (N. China). Journal of Sustainable Agriculture, 19(4): 75-94.

Archive of SID



A Computer Model Based on Soil-Water Balance for Estimating The Effective Rainfall in Dryland Wheat Crop (The Case Study of Fars Province)

J. Rahimi^{1*}- A. Khalili²- J. Bazrafshan³

Received: 5-11-2011

Accepted: 4-4-2012

Abstract

The estimation of effective rainfall is an important technique for exploiting the rainwater resource, planning for irrigation in irrigated agriculture, and determining changes in dryland wheat products for country's macroeconomic management. In this research, a two-layer soil-water balance model based on a new approach has been formulated to estimate the effective rainfall in dryland wheat crop. In this model, it is assumed that, in addition to the soil moisture retained on root zone on before day, also that part of water saved between the previous and current root-zone development add to the effective rainfall at current day. Greater ability of current approach to determine changes in wheat yields, which can be justified by changes in effective rainfall, confirms superiority of the current approach. Besides that, In order to estimate the effective rainfall in dryland wheat crop by this approach, daily climatic records during statistical period (1999-2000 till 2008-2009) from 12 meteorological stations of Fars province were collected. Results indicated that among the studied stations the amount of mean annual effective rainfall in dryland wheat crop changes from 296.4 (mm) in Doroodzan dam station to 112.6 (mm) in Abadeh station. Also, it is assumed that production of dryland wheat crop at north and northwest of Fars province is more success than other parts, due to satisfactory supply of effective rainfall.

Keywords: Effective rainfall, Rain fed wheat crop, Soil-water balance model, Fars province

1,2,3- MSc Student, Professor and Assistant Professor, Department of Irrigation and Reclamation Engineering, University of Tehran, Karaj, Respectively
(*- Corresponding Author Email: jaberrahimy@ut.ac.ir)