مقالهٔ پژوهشی DOR: 20.1001.1.24767131.1400.7.2.6.9 درصد همانندی:۱۲٪

## تأثیر جدیدترین دادههای بازتحلیل مدل ECMWF بر تغییرات دمای سطحی آب دریای خزر

#### منیژه وثوقی'، داریوش منصوری\*\*، عباسعلی علیاکبری بیدختی<sup>۳</sup>

manijehvosoughi58@gmail.com	<sup>۱</sup> دانشجوی اقیانوس شناسی فیزیکی دریا، دانشکده علوم دریایی، دانشگاه تربیت مدرس، نور
mansoury@modares.ac.ir	<sup>۳۰</sup> نویسنده مسئول، استادیار، گروه فیزیک دریا، دانشکده علوم دریایی، دانشگاه تربیت مدرس، نور
bidokhti@ut.ac.ir	» استاد، گروه فیزیک فضا، مؤسسه ژئوفیزیک، دانشگاه تهران، تهران

تاریخ پذیرش:۱۴۰۱/۰۶/۲۷

## تاریخ دریافت: ۱۴۰۱/۰۵/۰۵

#### چکیدہ

در برخی تحقیقات پیشین مربوط به مدلسازی های هیدرودینامیکی دریاها و اقیانوس ها، از داده های ارا – اینتریم (-ERA) استفاده شده که با توجه به داده های باز تحلیل جدیدتر، ارا – ۵ (ERA5)، میزان اختلاف دو دادهٔ باز تحلیل اخیر (ارا – ۱ینتریم و ارا – ۵) و نیز میزان تأثیر آن ها برای تعیین پارامتر های فیزیکی دریا (خروجی مدل) اهمیت ویژه ای دارد. در این تحقیق، اینتریم و ارا – ۵) و نیز میزان تأثیر آن ها برای تعیین پارامتر های فیزیکی دریا (خروجی مدل) اهمیت ویژه ای دارد. در این تحقیق، تغییرات دمای توده آب سطحی دریای خزر با استفاده از یک مدل عددی هیدرودینامیک سه بعدی توسعه داده شده و بر اساس جدیدترین داده های باز تحلیل مرکز اروپایی پیش بینی های میان مدت جوی بررسی شد. در این مدل از داده های باد و شارش های جدیدترین داده های باز تحلیل ارا – ۵ (ECMWF) با در این تحقیق، عبوی با وضوح مکانی <sup>۵</sup> ۲۰/۰ و با گام زمانی ۶ ساعته از بانک داده های روزانه ECMWF با داده های باز تحلیل ارا – ۵ و ارا – ۹ و برا مان و موزانه به و مکانی <sup>۵</sup> ۲۰/۰ و با گام زمانی ۶ ساعته از بانک داده های روزانه ECMWF با داده های باز تحلیل ارا – ۵ و ارا – ۱ینتریم استفاده شده است. مدل برای مدت ۱۰ سال (۲۰۰۹ – ۲۰۰۸)، برای هر یک از داده های باز تحلیل (ارا – اینتریم و ارا – ۵)، بول مجزا پیاده سازی و اید و ساخ در یای خزر مستخرج از خروجی های مدل و تصاویر ماهواره ای به طور مجزا پیاده سازی و اجرا شد. با مقایسه دماهای سطحی دریای خزر مستخرج از خروجی های مدل و تصاویر ماهواره ای به طور مجزا پیاده سازی و اجرا شد. با مقایسه دماهای سطحی دریای خزر مستخرج از خروجی های مدل و تصاویر ماهواره ای به طور مجزا پیاده سازی و اجرا شد. با مقایسه دماهای سطحی دریای خزر مستخرج از خروجی های مدل و تصاویر و مکانی دمای باز تحلیل ارا – ۵) و ارا – اینتریم دارند، یافته ها نشان می دهند اختلاف تغیران و مکانی و مکانی داده های باز تحلیل از داده یای نوبی مای مدان و می و در حوضه ممای می دریای خزر و در حوضه میان می دریای خزر شده است. محور و دار حوضه شمالی ناچیز و در حوضه میانی نسبتاً محسوس و در حوضه جنوبی مینگین دمای سالانه خروجی مدل به میزان حدود ۷٪ در حرضه جنوبی دریای خزر شده است.

واژههای کلیدی: دمای سطحی دریا؛ ERA-Interim ؛ ERA5 ؛ مدل POM ؛ دریای خزر

#### ۱. مقدمه

مجموعه دادههای هواشناسی ارائهشده توسط مرکز اروپایی پیش بینی های میان مدت جوی ( ECMWF) از جمله داده هایی است که اغلب برای شبیه سازی انتقال لاگرانژی استفاده میشود. ارا<sup>۲</sup>، یکی از پرکاربردترین محصولات بارشی است که در طول زمان از ارا-۴۰ <sup>۳</sup> به ارا-۲۰CM <sup>۴</sup>، ارا-۲۰C<sup>۵</sup> ارا-اینتریم<sup>6</sup> و ارا–۵ <sup>۷</sup> تبدیل شد. پروژه ارا–اینتریم توسط ECMWF برای تهیه یک تحلیل مجدد جوی جدید برای جایگزینی ارا-۴۰ انجام شد که تا اوایل قرن بیستم گسترش یافت [۱]. ارا–اینتریم دوره ۱۹۷۹–۲۰۱۹ را پوشش میدهد و دادههای شبکهبندی شده آن شامل طیف گستردهای از پارامترهای سطحی توصیف آبوهوا، امواج اقیانوس و شرایط سطحی زمین با گام زمانی ۳ ساعته و پارامترهای جو فوقانی (تروپوسفر و استراتوسفر) با گام زمانی ۶ ساعته است. وضوح مکانی این مجموعه داده ۷۹ کیلومتر است. در سال ۲۰۰۶، این مركز (ECMWF) بازتحليل ارا-اينتريم را اجرا كرد كه از آن زمان تاکنون با موفقیت در هزاران برنامه تحقیقاتی به کار گرفته شده است [۸،۷،۶،۵،۴،۳،۲]. حدود یک دهه بعد، جانشین ارا-اینتریم، یعنی نسل پنجم به نام بازتحلیل ارا-۵ به اجرا در آمد [٩]. ارا-۵، جديدترين محصول بازتحليل ECMWF، يک ركورد دقيق از جو جهاني، سطح زمين و امواج اقيانوس از سال ۱۹۵۰ به بعد ارائه مي دهد. ارا-۵ که براي جايگزيني ارا-اينتريم توسعه یافته است، وضوح مکانی تحلیل مجدد ECMWF را به طور قابل توجهی به ۳۱ کیلومتر افزایش داده است [۱۰]. علاوه براین، به نظر میرسد که نمایش فرایندهای تروپوسفر بهطور قابل توجهي در ارا-۵ بهبود يافته است، زيرا از يک دهه تحقیق و توسعه در مدلسازی دینامیک فیزیکی و تکنیکهای شبیهسازی دادهها سود میبرد؛ بنابراین میتوان انتظار داشت که ارا-۵ عملکرد بهمراتب بهتری نسبت به محصولات قبلی

ECMWF داشته باشد [۱۱]. بااین حال، استفاده از دادههای بازتحلیل ارا-۵ با وضوح کامل مکانی و زمانی با افزایش قابل توجهی در حجم محاسباتی و ذخیرهسازی همراه است؛ بنابراین داده های بازتحلیل ارا-۵ علی رغم پیشرفت های متعددی که داشته، همچنان چالش "داده بزرگ" را به همراه دارد بهطوریکه در مقایسه با ارا–اینتریم که یک دهه پیش توسط مرکز اروپایی معرفیشده، میزان ذخیره داده برای باز تحلیل ارا-۵ حدود ۸۰ بار بیشتر است [۱۱]. دادههای جدید بازتحليل ارا-۵ تأثير قابل توجهي بر شبيه سازي ها دارند. بخشي از تفاوتهای بین بازتحلیل ارا–۵ و ارا–اینتریم به وضوح مکانی و زمانی بهتر دادههای بازتحلیل ارا–۵ نسبت داده می شود که امکان نمایش بهتر فرارانه های همرفتی، امواج گرانشی، چرخندهای استوایی و سایر ویژگیهای میانمقیاس تا بزرگمقیاس (سینوپتیکی یا همدیدی) جو را فراهم می کند. اگر وضوح دادههای ارا-۵ به میزان وضوح ارا-اینتریم کاهش داده شود، تفاوتهای قابل توجهی در شبیهسازی انتقال دیده می شود که خود موجب تغییرات قابل توجهی در مدل پیش بینی، مشاهدات و سیستم همگونسازی باز تحلیل ارا-۵ و بهبود وضوح میشود [۱۲]. منطقه تحقیق، دریای خزر^، بزرگئترین حوضه دریایی بسته جهان است که داخل قاره اوراسیا قرار گرفته است [۱۳]. تراز میانگین، حدود ۲۷ متر یایین تر از میانگین تراز دریاهای آزاد است. عمق متوسط حدود ۲۱۰ متر است، بیشترین عمق دریا ۱۰۲۵ متر است [۱۴]. با توجه به شرایط فیزیکی و جغرافیایی و توپوگرافی بستر، درياي خزر را مي توان به سه بخش داخلي؛ خزر شمالي ٩، خزر میانی' و خزر جنوبی'' تقسیم کرد [۱۵]. با توجه به محصور بودن دریای خزر، نیروی جزر و مدی در آن بسیار کم و در محدوده چند سانتيمتري است [19]؛ بنابراين تأثير قابل توجهي در گردش آب این دریا ندارد و تغییرات گردش دریای خزر

تحت تأثير عوامل ديگر و بهويژه باد هستند، بهطوري که گردش یادساعتگرد توده آب در حوضه میانی شامل جریانهای مرزی غربي و شرقي به ترتيب نسبتاً قوى و ضعيف هستند [١٧]. طي سال،هاي اخير در مدلسازي،هاي هيدروديناميكي درياها و اقیانوس ها، از داده های ارا-اینتریم استفاده شده است که با توجه به داده های بازتحلیل جدیدتر (ارا-۵)، میزان اختلاف دو داده بازتحدیل اخیر (ارا–اینتریم و ارا–۵) و میزان تأثیر آن ها بر پارامتر های فیزیکی در یا (خروجی مدل) می تواند مورد پر سش قرار گیرد. برای مثال، تغییرات عمده پارامترهای فیزیکی دریای خزر، به دلیل ناچیز بودن پدیدهٔ کشیند، در لايه هاي فوقاني توده هاي آب دريا، ناشمي از ميدان باد رخ مىدهند كه اين تغييرات مىتواند ناشم از اندازه سرعت و جهت باد در هر یک از حالتهای ارا–اینتریم و ارا–۵ باشـد. هرچند گاهی اوقات، علیرغم وضـوح مکانی و زمانی بهتر داده ای بازتحلیل ارا-۵ نسبت به ارا-اینتریم، استفاده از مجموعه داده ارا-۵ بهبود چندانی نسبت به ارا-اینتریم ندارد [۱۸]؛ بنابراین در مناطق تحقیق مختلف، مســتلزم بررســی و مقایسه است. در این تحقیق، تأثیر داده های باز تحلیل ارا-۵ نسبت به ارا-اینتریم بر تغییرات دمای سطحی توده آب دریای خزر با استفاده از مدلسازی هیدرودینامیکی بررسی شده است. به طوری که ابتدا بردار های میدان باد (در ارتفاع ۱۰ متری از سطح دریا) در دو حالت دادههای باز تحلیل مذکور در بازه زمانی ۲۰۱۸ با یکدیگر مقایسه شده، سپس با توجه به اعمال شرایط محیطی دریای خزر (دادههای ورودی) در مدل اقیانوسی POM' برای هر یک از دو حالت دادههای باز تحلیل (بهطور مجزا) پیادهسازی و مدل دو بار برای مدت ۱۰ سال (۲۰۰۹-۲۰۱۸) اجرا شد. درنهایت تغییرات دمای سطحی دریای خزر در دو حالت ارا–۵ و ارا–اینتریم با اســـتفاده از خروجی های سال آخر مدل (۲۰۱۸) تجزیه و تحلیل شدند.

## ۲. مواد و روشها

مدل عددی POM مدل معتبر و شناخته شده ای در مدل سازی اقیانوس ها و دریاهاست. از این مدل پژوهش گران زیادی در اقصى نقاط جهان در زمينه مدلسازي در اقيانوس ها و درياها استفاده کردهاند [۲۹–۲۲]. مدل POM مورد حمایت آزمایشگاه دینامیک سیالات ژئوفیزیکی<sup>۱۳</sup> متعلق به سازمان ملی اقیانوسی و جوی آمریکا<sup>۱۴</sup> و مؤسسه تحلیل دینامیکی یرینستون<sup>۱۵</sup> تکامل یافته است. نخستین بار بلمبر گ<sup>۴</sup> و ملور<sup>۱۷</sup> (۱۹۷۷) در راستای اهداف اقیانوسی و هواشناسی برای شبیه سازی عددی اقیانوس ها اولین نسخه مدل POM را ارائه دادند [٢٣]. مدلى با آرايه قائم سيگما، شبكة افقى خميده قائم، با شرايط مرزى سطح آزاد و با زيرمدل هاى تلاطم و موج است. برای گسستهسازی مکانی در مدل POM از شبکهبندی متعامد منحنی الخط آرکاوا\_سی<sup>۱۸</sup> در سطح افق و شبکهبندی مختصات سیگما در جهت قائم استفاده می شود. برای محاسبه ضرايب انتشار قائم نيز از مدل بستار تلاطم مرتبه دوم استفاده می شود (مدل ملور – یامادا۱۹). فن عددی حل یخش زمانی معادلات بر اساس روش تفکیک مد است که در آن معادلات مد خارجی بهصورت صریح و معادلات مد درونی بهصورت ضمنی حل می شوند. <sup>۲۰</sup>mpiPOM نسخهٔ جدیدی از POM است که برای مدلسازی در این تحقیق استفاده شد. mpiPOM توسط مرکز پیش بینی پیشرفته اقیانوسی تایوان<sup>۱۱</sup> تهیه و ارائه شده است که برای نیازها و منابع موجود در سامانهٔ آن مرکز بهینه شده است [۲۴].

در این تحقیق، از مدل اقیانوسی POM و نسخهٔ mpiPOM که برای دریای خزر پیکربندی شده [۲۵ و ۲۶]، استفاده شد. دامنه مدل شامل حوضههای دریای خزر، N ° ۴۷ – ۳۶ و 2° ۵۵ – ۴۶/۵ است که با وضوح افقی حدود ۳ کیلومتر و ۳۵ لایه در مختصات سیگما قائم پیادهسازی و برای حل معادلات هیدرودینامیک حاکم در محیطهای فشار گرا و چگال گرا، برای صرفهجویی در زمان محاسبات رایانهای، معادلات انتگرال گیری شده در جهت قائم (مد خروجی)، از معادلات ساختار قائم (مد درونی)، جداسازی می شوند. این روش

[۲۴]، از گام زمانی مد خارجی s ۲ و گام زمانی مد داخلی s ۹۰ و برای اعمال پردازش موازی، چهار هسته برای پردازشگر با شبکه محاسباتی ۱۳۵ × ۱۰۳ یکیارچەسازی شد. دادەھای بردارهای سرعت باد در ارتفاع ۱۰ متری و دیگر واداشتهای جوی (بارش، تبخیر، شارشهای تابشی و حرارتی) با گام زمانی ۶ ساعته به عنوان ورودی مدل، از یایگاه دادههای ECMWF با وضوح افقی<sup>°</sup> ۰/۲۵ و از نسخههای ارا–اینتریم و ارا–۵ استفاده شده است. دادههای میدان دما و شوری و نیز ژرفاسنجی بهترتیب از یایگاههای دادهای WOA<sup>۲۲</sup> و <sup>۳۲</sup> GEBCO دریافت شد. بیشترین میزان ورودی آب رودخانهها به دریای خزر از طریق رودخانههای ولگا (در این تحقیق: ۵ شاخه)، کورا و اورال انجام می گیرد. برای دادههای این رودخانهها از میانگین ماهیانهٔ دادههای NRL<sup>۲۴</sup> استفاده شد. پس از اجرای ۱۰ ساله مدل در دو حالت ارا-اینتریم و ارا-۵، خروجی های مدل به صورت روزانه (با حجم بیش از GN·GB) با فرمت Netcdf ذخیره شدند. برای صحتسنجی و مقایسه تغییرات میانگین سالانه دمای سطحی دریای خزر مستخرج از خروجی مدل در دو حالت ارا–۵ و ارا–اینتریم، از تصویر ماهوارهای سنجنده MODIS استفاده شده است که دادهها از سايت <u>/https://oceancolor. gsfc. nasa.gov</u> دانلود و یر دازش شد.

### ۳. یافتهها و بحث

در این مطالعه، سال آخر خروجی های مدل (۲۰۱۸) تحلیل شد. پایداری و اعتبارسنجی این مدل قبلاً در مطالعه فراجوشی در دریای خزر بررسی شده است که جزئیات آن و پیکربندی مدل را میتوان در تحقیق فلاح و منصوری (۲۰۲۲) یافت [۲۶].

۱-۳. مقایسه میانگین ماهانه میدان باد در دادههای بازتحلیل ارا-اینتریم و ارا-۵

میانگین ماهانه مؤلفههای سرعت باد در ارتفاع ۱۰ متری از سطح دریای خزر در دو حالت دادههای بازتحلیل ارا-اینتریم و ارا-۵از پایگاه دادههای ECMWF برای سال ۲۰۱۸ در شکل ۱ نشان داده شدهاند.

با توجه به شکل ۱، اختلاف اندازه سرعت و جهت باد در حالتهای ارا–اینتریم و ارا–۵ در سه حوضه دریای خزر در طول سال متنوع و معنىدار است بهویژه این اختلافها اغلب در حوضههای شمالی و جنوبی دریای خزر مشهودتر است. در ماه ژانویه، در حوضهٔ شمالی، تفاوت محسوسی در سرعت باد در دو نسخه ارا–اینتریم و ارا–۵ مشاهده نمی شود. در حوضهٔ میانی، بهغیراز مرز غربی آن که سرعت باد در ارا-۵ نسبت به ارا-اينتريم بيشتر نشان داده شده است، در بقيه قسمتها تقريباً سرعت باد در دو نسخه ارا–اینتریم و ارا–۵ مشابه هم هستند. در حوضهٔ جنوبي در مرزها (شرقي، جنوبي و غربي)، در مدل ارا-۵ سرعت باد، نسبت به ارا–اینتریم بزرگتر است (شکل ۱– الف). در ماه فوریه، در حوضهٔ شمالی، جهت باد، در ارا-اينتريم و ارا-۵ متفاوت، اما اندازهٔ آنها بهجز قسمت کو چکی از مرز غربی که ارا–اینتریم نسبت به ارا–۵ مقادیر بیشتری را نشان میدهد؛ بقیه قسمتها تفاوت محسوسی بین دو نسخه مشاهده نمی شود. در حوضهٔ میانی هم مانند حوضهٔ شمالی تقريباً مشاهدات در هر دو نسخه ارا–اينتريم و ارا–۵ يكسان است و در بخش کوچکی از مرز غربی برتری نسبی کمی، در اندازهٔ سرعت در ارا–۵ دیده می شود. در حوضهٔ جنوبی، در ارا-اینتریم اندازهٔ سرعت باد بیشتر از ارا-۵ و جهت باد در ارا-اینتریم و ارا–۵ متفاوت نشان داده شد (شکل ۱–ب). در ماه مارس، در حوضه شمالي و جنوبي، سرعت باد ارائهشده با نسخه ارا-اینتریم نسبتاً و بهطور قابل ملاحظهای بزرگ تر از ارا-۵ است، بهاستثنای بخش کوچکی در شرق و جنوب حوضه جنوبی که همانند حوضهٔ میانی، سرعت باد در هر دو نسخه تفاوت زیادی ندارند (شكل ۱-ج).



شکل ۱. میدان سرعت باد در دو حالت ارا-اینتریم (رنگ قرمز) و ارا-۵ (رنگ آبی- m/s) در دریای خزر در ماههای فصل زمستان

در ماه آوریل، در بخش میانی متمایل به شرق و جنوب حوضهٔ جنوبی، ارا–۵ سرعت باد را بیشتر و در بخش متمایل به غرب این حوضه، ارا–اینتریم مقادیر سرعت باد را بزرگ تر، نشان میدهد. در بخش میانی متمایل به شمال حوضهٔ میانی، تفاوت محسوسی در سرعت باد در دو نسخه مشاهده نمی شمالی، همین طور در قسمت های دیگر این حوضه و حوضهٔ شمالی، در هر دو نسخه تقریباً بزرگی سرعت باد، یکی است (شکل ۲-الف). در ماه می، جهت باد در تمام حوضهها در دو نسخه، تفاوت قابل ملاحظه ای با هم دارند. اما، اندازه سرعت باد ارائه شده توسط دو نسخه، در مناطق مختلف، متفاوت است.

در شرق حوضهٔ جنوبی و غرب حوضهٔ شمالی، سرعت باد نسخه ارا–اینتریم، بزرگتر و در بقیه مناطق این حوضه، سرعت باد نسخه ارا–۵ بزرگتر است (شکل ۲–ب). در ماه جون، در تمام حوضهها، سرعت باد نسخه ارا–اینتریم بزرگتر از ارا–۵ است؛ در بعضی قسمتها ازجمله، در بخشی از شرق حوضهٔ میانی و بخش میانی متمایل به غرب حوضهٔ جنوبی، این تفاوت کمتر و در بقیه قسمتها، تفاوت محسوس تر است. در بخش کوچکی از شرق حوضهٔ جنوبی و قسمت جنوب غربی حوضهٔ میانی، سرعت باد، در ارا–۵ کمی بزرگتر از ارا–اینتریم ثبت شده است (شکل ۲–ج).



شکل۲. میدان سرعت باد در دو حالت ارا⊣ینتریم (رنگ قرمز) و ارا−۵ (رنگ آبی− m/s) در دریای خزر در ماههای فصل بهار

اینتریم است؛ ولی در بقیه مناطق که شامل قسمتی از شمال حوضهٔ جنوبی و حوضههای میانی و شمالی است، سرعت باد نسخه ارا-اینتریم نسبت به ارا-۵، بزرگتر است (شکل ۳-ج).

در ماه جولای، سرعت باد نسخههای ارا–اینتریم و ارا–۵ تقریباً مشابه و بهطور دقیق تر، ارا–اینتریم به مقدار خیلی کم بیشتر از ارا–۵ هستند (شکل ۳–الف). در ماه آگوست، تقریباً در تمام حوضهها، سرعت باد نسخه ارا–۵، مقادیر بیشتری نسبت به نسخه ارا–اینتریم را نشان میدهد (شکل ۳–ب). در ماه سپتامبر، در حوضهٔ جنوبی، سرعت باد ارا–۵ بیشتر از ارا–



شکل ۳. میدان سرعت باد در دو حالت ارا⊣ینتریم (رنگ قرمز) و ارا−۵ (رنگ آبی− m/s) در دریای خزر در ماههای فصل تابستان

در ماه اکتبر، در بیشتر مناطق دریای خزر، اندازهٔ سرعت باد دو نسخه ارا–اینتریم و ارا–۵، تقریباً یکسان است. در بعضی نواحی همچون قسمتهای میانی و جنوبی حوضهٔ جنوبی، سرعت باد نسخه ارا–اینتریم نسبت به نسخهٔ ارا–۵، مقادیر کمی بیشتری را نشان میدهد و اختلاف جزئی بین دو نسخه

مشاهده می شود (شکل ۴-الف). در ماه نوامبر نیز، مقدار سرعت باد در هر دو نسخه ارا-اینتریم و ارا-۵ تقریباً یکسان است و کمی تفاوت در جهت باد مشاهده می شود. در قسمت شرقی حوزه میانی، ارا-۵ برای سرعت باد، مقادیر نسبتاً بیشتری را نشان می دهد (شکل ۴-ب).



شکل ۴. میدان سرعت باد در دو حالت ارا⊣ینتریم (رنگ قرمز) و ارا−۵ (رنگ آبی− m/s) در دریای خزر در ماههای فصل پاییز

۷۲

در ماه دسامبر، در حوضهٔ جنوبی و بخشهای مرزی حوضهٔ میانی و جنوبی، بردارهای سرعت باد در دو نسخه، تقریباً بر هم منطبق هستند و تفاوت قابل ملاحظهای بین آنها مشاهده نمی شود؛ اما در بخش های مرکزی و شمالی حوضهٔ میانی و کل حوضهٔ شمالی، جهت باد در دو نسخه کمی متفاوت است، درحالی که اندازهٔ سرعت باد در دو نسخه تفاوت ناچیزی را نشان می دهند (شکل ۴-ج).

# ۲-۳. مقایسه میانگین سالانه تغییرات دمای سطحی دریای خزر با تصویر ماهوارهای

میانگین تغییرات سالانه دمای سطحی دریا برای مقایسه خروجیهای مدل (با استفاده از دو نسخه ارا–اینتریم و ارا–۵) با تصویر ماهوارهای، نشان از تطابق نسبتاً خوب خروجیهای مدل با تصویر ماهوارهای است (شکل ۵).



شکل ۵. میانگین تغییرات سالانه (۲۰۱۸) دمای سطحی (℃) دریای خزر: خروجی مدل (الف. ارا–اینتریم و ب. ارا–۵) و ج. تصویر ماهوارهای (/https://oceancolor. gsfc. nasa.gov)

هرچند تفاوت نسبتاً محسوسی بین خروجیهای مدل بهویژه در حوضه جنوبی مشاهده می شود به طوری که میزان بیشینهٔ دمای سطحی دریا در حالت ارا-۵ (C° ۲۱/۵) نسبت به ارا-اینتریم (C° ۲۲/۵) تطابق بهتری با تصویر ماهوارهای دارد (C° ۲۰/۵).

# ۳-۳. مقایسه میانگین فصلی دمای سطحی دریای خزر در حالتهای ارا-اینتریم و ارا-۵

همان طور که در شکل های ۶ تا ۹ نشان داده شدهاند، در فصل زمستان، در حوضه شمالی تغییرات دما در دو حال ارا–اینتریم و ارا–۵ مشاهده نمی شود؛ اما تغییرات دمای نسبتاً محسوسی در دو حوضه میانی و جنوبی دیده می شود به ویژه در نیمه پایینی حوضه میانی که در حالت ارا–۵ نشان از گردش پادساعتگرد قوی تری است به طوری که جریان غربی قوی تر حوضه میانی و جریان شرقی آن که موجب انتقال توده های آب از مرزهای حوضه جنوبی به بخش شرقی حوضه میانی

است (شکل ۶). در فصل بهار، تغییرات دما در نیمه بالایی دریای خزر در این دو حالت ناچیز است؛ ولی در مرز دو حوضه جنوبی و میانی و نیز در مناطق عمیق حوضه جنوبی، اختلاف دمای محسوسی مشاهده می شود (شکل ۷).

در فصل تابستان، اختلاف دما (حالت ارا-۵ در مقایسه با ارا-اینتریم) در حوضه جنوبی، مناطق مرزی بین دو حوضه میانی و جنوبی و در مرز غربی حوضه میانی محسوس است. بهطوری که در حالت ارا-۵ کاهش دما در حوضه جنوبی (مناطق عمیق) و افزایش دما در نواحی مرزی شرقی (مناطق کم عمق) بین دو حوضه میانی و جنوبی مشاهده میشود (شکل ۸). در فصل پاییز مانند فصل های گذشته اختلاف دما اغلب در نیمه جنوبی دریای خزر مشاهده می شود. به طوری که تغییرات دما (سردتر و گرم تر شدن مرزهای غربی و شرقی آپشرون) در حالت ارا-۵ می تواند ناشی از تغییرات شدیدتر جریان های دریایی باشد (شکل ۹).



شکل۶. تغییرات دمای سطحی (°C) دریای خزر در فصل زمستان در سال ۲۰۱۸، الف) ارا-اینتریم و ب) ارا-۵



شکل ۷. تغییرات دمای سطحی (°C) دریای خزر در فصل بهار در سال ۲۰۱۸، الف) ارا-اینتریم و ب) ارا-۵



شکل ۸. تغییرات دمای سطحی (°C) دریای خزر در فصل تابستان در سال ۲۰۱۸، الف) ارا-اینتریم و ب) ارا-۵



شکل ۹. تغییرات دمای سطحی (°C) دریای خزر در فصل پاییز در سال ۲۰۱۸، الف) ارا⊣ینتریم و ب) ارا−۵

#### ۴. نتیجه گیری

در این تحقیق، از مدل اقیانو سی POM و نسخهٔ mpiPOM که برای دریای خزر پیکربندی شده [۲۴ و ۲۵]، استفاده شد. میانگین ماهانه مؤلفههای سرعت باد در ارتفاع ۱۰ متری از سطح دریای خزر در دو حالت دادههای باز تحلیل ارا–اینتریم و ارا-۵ از یایگاه دادههای ECMWF برای سال ۲۰۱۸ نشان میدهند که در فصل زمستان، اختلاف تغییرات زمانی و مکانی مبدان باد (اندازه سرعت و جهت) در ماه فوریه در دریای خزر کاملاً مشهود است بهطوری که اندازه سرعت دادههای ارا–اینتریم نسبت به ارا–۵ در حوضههای جنوبی بیشتر است. در فصل بهار، تغییرات جهت باد دادههای ارا-اينتريم و ارا-۵ در ماه مي در کل سه حوضه و نيز در دو ماه دیگر در حوضه جنوبی دریای خزر قابل توجه است. اندازه سرعت باد داده های ارا اینتریم نسبت به ارا ۵ در ماه ژوئن در کل دریای خزر بیشتر است. در فصل تابستان، کمترین اختلاف تغييرات ميدان باد در دو نسخه ارا-اينتريم و ارا-۵ در ماه جو لای و بیشترین اختلاف میدان باد در ماه سیتامبر است. هر چند بیشترین اختلاف اندازه سرعت باد این دو نسخه در ماه اگوست و در نیمهٔ شرقی حوضه جنوبی مشاهده می شود که اندازه سرعت باد داده های ارا-۵ نسبت به ارا-اینتریم به مراتب بيشتر است. در فصل پاييز، كمترين اختلاف جهت باد در اين دو نسخه در حوضه جنوبی است و بیشترین اختلاف اندازه سرعت باد در ماه نوامبر در حوضه میانی مشاهده می شود. با مقايسه دماهاي سطحي درياي خزر، با توجه به خروجيهاي مدل (با استفاده از دادههای ارا–اینتریم و ارا–۵) و تصاویر ماهوارهای، دادههای بازتحلیل ارا-۵ تطابق بیشتری نسبت به ارا–اینتریم دارند و استفاده از دادههای ارا–۵، ازنظر کمی، باعث بهبود نتايج ميانگين دماي سالانه خروجي مدل به ميزان حدود ۷٪ در حوضه جنوبی دریای خزر شده است. یافته ها نشان میدهند علیرغم وضوح مکانی و زمانی بهتر دادههای باز تحليل ارا-٥ نسبت به ارا-اينتريم، استفاده از مجموعه داده ارا-۵، در حوضه شمالی، بهبود چندانی نسبت به ارا-اینتریم نشان نمی دهد. اختلاف تغییر ات ماهانه دمای سطحی دریا در حوضه میانی نسبتاً محسوس اما در حوضه جنوبی نسبت به دو

حوضهٔ دیگر بیشتر است. به عنوان نتیجه کلی این تحقیق، در فصل های مختلف، اختلاف دمای سطح دریا ناشی از داده های باز تحلیل ارا-۵ و ارا- اینتریم، اغلب در نیمه جنوبی دریای خزر مشاهده می شود. به طوری که تغییرات دمای سطحی دریا در مرز بین دو حوضه میانی و جنوبی (سردتر و گرم تر شدن مرزهای غربی و شرقی آپشرون) با توجه به گردش عمومی پادساعتگرد جریان دریای خزر [۲۷] می تواند ناشی از تغییرات شدیدتر جریان های دریایی از جمله گردش پادساعتگرد حوضه میانی [۱۷ و ۲۸] در حالت ارا-۵ باشد.

### سپاسگزاری

این تحقیق در آزمایشگاه دینامیک شارههای ژئوفیزیکی دانشکده منابع طبیعی و علوم دریایی دانشگاه تربیت مدرس انجام شده است؛ بدینوسیله نویسندگان از مسئولان محترم کمال قدردانی و تشکر را دارند.

## مراجع

- Dee DP, Uppala SM, Simmons AJ, Berrisford P, Poli P, Kobayashi S, Andrae U, Balmaseda MA, Balsamo G, Bauer DP, Bechtold P. The ERA-Interim reanalysis: Configuration and performance of the data assimilation system. Quarterly Journal of the royal meteorological society. 2011 Apr;137(656):553-97. https://doi.org/10.1002/qj. 828, 2011
- [2] Poli P, Healy SB, Dee DP. Assimilation of Global Positioning System radio occultation data in the ECMWF ERA–Interim reanalysis. Quarterly Journal of the Royal Meteorological Society. 2010 Oct;136(653):1972-90.
- [3] Szczypta C, Calvet JC, Albergel C, Balsamo G, Boussetta S, Carrer D, Lafont S, Meurey C. Verification of the new ECMWF ERA-Interim reanalysis over France. Hydrology and Earth System Sciences. 2011 Feb 25;15(2):647-66.
- [4] Decker M, Brunke MA, Wang Z, Sakaguchi K, Zeng X, Bosilovich MG. Evaluation of the reanalysis products from GSFC, NCEP, and ECMWF using flux tower observations. Journal of Climate. 2012 Mar 15;25(6):1916-44.
- [5] Luo H, Ge F, Yang K, Zhu S, Peng T, Cai W, Liu X, Tang W. Assessment of ECMWF reanalysis data in complex terrain: Can the CERA-20C and ERA-Interim data sets replicate the variation in surface air temperatures over Sichuan, China?. International Journal of Climatology. 2019 Dec;39(15):5619-34.

[۱۷] منصوری داریوش، صدری نسب مسعود، اکبرینسب محمد. تغییرات فصلی و سالانه میدان باد و گردش آب سطحی دریای خزر. مجله علوم و فنون دریایی. ۱۳۹۷؛ ۸۲-۶۸:(۱)۱۷

[۱۸] فرزانه سعید، شریفی محمدعلی، اکبرزاده عاطفه. مقایسهٔ

مجموعه دادههای ERA5و ERA-Interim در محاسبهٔ

تغییرات جرم کوتاهمدت جوی و اثرات آن بر ارتفاع

ژئوييد. فيزيک زمين و فضا. ١٣٩٩؛ ۴۶(٣): ۴۹–۵۱۵.

- [19] Kowalewski M. A three-dimensional hydrodynamic model of the Gulf of Gdansk. Oceanological Studies. 1997;4(26):77-98.
- [20] Huang A, Rao YR, Lu Y, Zhao J. Hydrodynamic modeling of Lake Ontario: An intercomparison of three models. Journal of Geophysical Research: Oceans. 2010 Dec;115(C12).
- [21] Alaka Jr GJ, Sheinin D, Thomas B, Gramer L, Zhang Z, Liu B, Kim HS, Mehra A. A hydrodynamical atmosphere/ocean coupled modeling system for multiple tropical cyclones. Atmosphere. 2020 Aug 16;11(8):869.
- [22] He W, Jiang A, Zhang J, Xu H, Xiao Y, Chen S, Yu X. Comprehensive hydrodynamic fitness of an estuary channel and the effects of a water diversion inflow. Estuaries and Coasts. 2022 Mar;45(2):382-92.
- [23] Blumberg AF, Mellor GL. A description of a three-dimensional coastal ocean circulation model. Three-dimensional coastal ocean models. 1987 Jan 1;4:1-6. https://doi.org/10.1029/CO004p0001
- [24] Oey L, Chang YL, Lin YC, Chang MC, Xu F, Lu HF. ATOP-The Advanced Taiwan Ocean Prediction System Based on the mpiPOM. Part 1: Model Descriptions, Analyses and Results. Terrestrial, Atmospheric & Oceanic Sciences. 2013 Feb 1;24(1):137-158.

[۲۵] منصوری داریوش، صدری نسب مسعود، اکبری نسب

محمد. مدلسازی ساختار میدانهای دما و شوری آب دریای خزر

[26] Fallah F. Mansoury D. Coastal upwelling by wind-driven forcing in the Caspian Sea: numerical analysis. Α Oceanologia. 2022 Apr 1:64(2):363-75. https://doi.org/10.1016/j.oceano.2022.01.003 [27] Tuzhilkin VS. Kosarev AN. Thermohaline and structure general circulation of the Caspian Sea waters. The Caspian Sea Environment. 2005:33-57.

- [6] Aparecido LE, Rolim GD, Moraes JR, Torsoni GB, Meneses KC, Costa CT. Accuracy of ECMWF ERA-interim reanalysis and its application in the estimation of the water deficieny in paraná, Brazil. Revista Brasileira de Meteorologia. 2020 Jan 24;34:515-28.
- [7] Elkut AE, Taha MT, Zed AB, Eid FM, Abdallah AM. Wind-wave hindcast using modified ECMWF ERA-Interim wind field in the Mediterranean Sea. Estuarine, Coastal and Shelf Science. 2021 May 5;252:107267.

10.22059/JESPHYS.2020.289441.1007161

- [9] Hersbach H, Dee D. ERA5 reanalysis is in production, ECMWF Newsletter 147. Reading, UK: ECMWF. 2016, available at: https://www.ecmwf.int/en/newsletter/147/new s/era5-reanalysis-production
- [10] Hersbach H, Bell B, Berrisford P, Hirahara S, Horányi A, Muñoz-Sabater J, Nicolas J, Peubey C, Radu R, Schepers D, Simmons A. The ERA5 global reanalysis. Quarterly Journal of the Royal Meteorological Society. 2020 Jul;146(730):1999-2049. https://doi.org/10.1002/qj. 3803
- [11] Hennermann K, Berrisford P. What are the changes from ERA-Interim to ERA5. European Centre for Medium-Range Weather Forecasts. 2018 Jan 31. https://confluence. ecmwf. int/pages/viewpage.action?pageId=74764925.
- [12] Hoffmann L, Günther G, Li D, Stein O, Wu X, Griessbach S, Heng Y, Konopka P, Müller R, Vogel B, Wright JS. From ERA-Interim to ERA5: the considerable impact of ECMWF's next-generation reanalysis on Lagrangian transport simulations. Atmospheric Chemistry and Physics. 2019 Mar 11;19(5):3097-124.
- [13] Gunduz M, Özsoy E. Modelling seasonal circulation and thermohaline structure of the Caspian Sea. Ocean Science. 2014 Jun 10;10(3):459-71. https://doi.org/10.5194/osd-11-259-2014.
- [14] Kostianoy AG, Kosarev AN, editors. The Caspian sea environment. Springer Science & Business Media; 2005.
- [15] Baidin SS, Kosarev AN. The Caspian Sea. Hydrology and hydrochemistry. Nauka. Moscow. 1986;261(272):25.
- [16] Lavrova OY, Mityagina MI, Sabinin KD, Serebryany AN. Satellite observations of surface manifestations of internal waves in the Caspian Sea. Izvestiya, Atmospheric and Oceanic Physics. 2011 Dec;47(9):1119-26.

پىنوشت

- 9- Northern Caspian Basin
- 10- Middle Caspian Basin
- 11- Southern Caspian Basin
- 12- Princeton Ocean Model
- 13- Geophysical Fluid Dynamics Laboratory
- 14- National Oceanic and Atmospheric Administration
- 15- Princeton Dynamic Analysis Institute
- 16- Blumberg
- 17- Mellor
- 18- Arakawa C
- 19- Mellor-Yamada
- 20- message passing interface Princeton Ocean Model
- 21- Advance Taiwan Ocean Prediction
- 22- World Ocean Atlas
- 23- General Bathymetric Chart of the Oceans
- 24- Naval Research Laboratory

[28] Knysh VV, Ibrayev RA, Korotaev GK, Inyushina NV. Seasonal variability of climatic currents in the Caspian Sea reconstructed by assimilation of climatic temperature and salinity into the model of water circulation. Izvestiya, Atmospheric and Oceanic Physics. 2008 Apr;44(2):236-49.

- 1- European Centre for Medium-Range Weather Forecasts
- 2- ERA (ECMWF Reanalysis)
- 3- ERA-40
- 4- ERA-20CM
- 5- ERA-20C
- 6- ERA-Intrim
- 7- ERA5
- 8- Caspian Sea