بررسی وضعیت هیدرودینامیک جزر ومد در بندر صادراتی ماهشهر با استفاده از نرمافزار MIKE21

امیر زارع پور<sup>۱</sup>، مهدی بهداروندی عسکر<sup>۱\*</sup>، سهام الدین چراغی<sup>۲</sup>، وحید زارعی<sup>۳</sup> ۱. گروه سازه های دریایی، دانشکده مهندسی دریا ، دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر ۲. سازمان بنادر و کشتیرانی ۳. گروه الکترونیک و مخابرات دریایی دانشکده مهندسی دریا دانشگاه علوم و فنون دریایی خرمشهر

تاريخ پذيرش: ١٣٩٥/١٢/٠٣	تاریخ دریافت: ۱۳۹۵/۱۰/۲۹
<u>10.22113/jmst.2017.44305</u>	شناسه دیجیتال (DOI) :

# چکیدہ

هدف از این تحقیق بررسی وضعیت هیدرودینامیک بندر صادراتی ماهشهر می باشد. در ابتدا مدل جریان جزرومدی در نقطه شروع خورموسی و با دادههای جزرومدی ایستگاه راهنمایان به طور مناسبی اجرا و نتایج آن در نقطه داخل خورموسی با دادههای ایستگاه بندر امام خمینی واسنجی شد و نتایج خوبی استخراج گردید. در مرحله بعد با توجه به هدف اصلی این تحقیق، مدل مختص به منطقه بندر صادراتی ماهشهر اجرا گردید. بر اساس نتایج اندازه گیریهای میدانی و نتایج مدل سازی دامنه تراز جزرومدی در بندر صادراتی ماهشهر ۲/۲۵ متر و بیشینه مقدار مد سالیانه ۲/۲۵ و کمینه مقدار جزر سالیانه ۲- متر میباشد. سرعت جریان جزرومدی در بندر صادراتی ماهشهر موازی کانال و در بیشتر ایام سال بین ۵/۰ تا ۱ متر بر ثانیه میباشد. تقریباً در تمام فصول الگوی جریان و مقدار سرعت جریان تغییری نخواهد داشت.

كلمات كليدى : بندر صادراتى ماهشهر ، وضعيت هيدروديناميك ، جزرو مد، سرعت جريان

<sup>\*</sup> نويسنده مسئول، پست الكترونيك: sazehenteghal@yahoo.com

#### ۱. مقدمه

بخش مهمی از مطالعه هیدرودینامیک معطوف به مطالعه جریان های ساحلی و بررسی علل ایجاد و الگوی آنها می گردد (Miche 1951). علت پیچیدگی خاص هیدرولیک جریان در خورها ، سرعت جریانات جزرومدی در این نواحی بیشتر است. سرعت و جهت جریانهای دریایی یکی از اصلیترین پارامترهای هيدروديناميكي ميباشند (Prandle 2009).كانال های طبیعی از جمله رابطهای دستیابی بشر به طبيعتى است كه بين اقيانوس و يك خليج قرار دارند. شناورهای تفریحی و تجاری، برای ترانزیت ایمن، نیازمند کانال ناوبری، بنادر و کانال های طبیعی هستند. مهاجرت و تخم گذاری ماهی ها و دیگر موجودات زنده در دریا، یکی از خواص و عملکردهای مهم یک کانال های طبیعی میباشد که عملکرد موفق مهندسی کانال های طبیعی ، مستلزم دانش حرکات آب و رسوب در همسایگی و همجواری کانال های طبيعي ميباشد. كانال هاي طبيعي جزرومدي عموماً دارای یک کانال باریک و کوتاه هستند که از میان دو مانع خشکی جزیره مانند عبور کرده و اقیانوس یا دریا را به یک خلیج متصل می کنند. برخی از این خلیجها به حد کافی کوچک هستند (در حدود دهها کیلومتر یا کمتر) به گونهای که سطح آب آنها در مواجه با اثر جزرومد اقیانوس به طور هماهنگ بالا و پایین میرود. خلیجهای بزرگتر بعضاً اتصالات وسیعتری با دریا دارند و ممکن است به قدر کافی طولانی باشد (هزاران کیلومتر) به طوری که تقریباً یک طول موج جزرومدی داخلی را دارا باشد (Miche 1951). با توجه به اهمیت و دخیل بودن خصوصیات جریان در تمام فعالیتهای دریایی هدف این تحقیق یافتن پاسخ به سؤال اصلى اين تحقيق يعنى پاسخ به چگونگى الگوی جریان جزرومدی در منطقه مورد مطالعه است. شرکت جهاد تحقیقات آب و آبخیزداری در سال ۱۳۷۵ سرعت جریان در اطراف بندر امام را به مدت یک ماه به طور پیوسته اندازه گیری کرده است. این برداشتها که در عمق میانی انجام پذیرفته است،

برای ایستگاه خور دورق و خور ماهشهر و با ثبت جهت جریان همراه بوده است. نتایج نشان میدهد که در هر دو ایستگاه مزبور، راستای جریان با راستای خور هماهنگ می باشد ( Water and Watershed Research Jihad). حسن زاده و نجار خدا بخش (۱۳۸۱) مدلسازی عددی تغییرات شوری در اثر نیروی باد و نیروهای ترموهالاین در خلیج فارس را مطالعه کردند Hassanzadeh, or). (And فارس را مطالعه کردند Nagagar Kh 2003. در این مطالعات توزیع فصلی شوری و تغییرات آن در اثر تنش باد و نیروهای ترمولاین ها با استفاده از یک مدل هیدرودینامیکی سه بعدی مورد بررسی قرار گرفته است. این مدل ترکیبی از مدل هیدرودینامیکی و اکولوژیکی برای دریاهای منطقه و فلات قارهای است. نتایج شبیهسازی نشان دادند که مقادیر شوری درخلیج فارس دچار تغییرات قابل توجهی می شود که وابسته به زمان و مکان هستند و همچنین مشاهده شده است که تأثیر نیروی ترموهالاین بر روی تغییرات شوری به طور قابل توجهی بیش از نیروی باد است (Ljubenkov 2015) و این تأثیر به این صورت است که تقریباً باعث افزایش شوری در تمام ستون آب در طول سال میشود. این تأثیر در ماههای شهریور و آبان بیشتر است. چون در این ماهها فلاکس شوری سطحی ناشی از تبخیر بر جریان های ورودی ناشی از آبهای اقیانوس هند غلبه میکند. نیروی باد در بيشتر مناطق خليج فارس مخصوصاً در سواحل امارات متحده عربی و سراشیبی بحرین \_ قطر در تمام طول سال باعث تازه شدن جریانهای آب میشود. نیروی باد و نیروی ترموهالاین در ماههای خرداد و اسفند پتانسیل بالایی در جهت ایجاد لایهبندی در ساختار شوری دارند و همچنین پیشبینیهای مدل که در شبیهسازی بسیاری از جنبههای الگوهای مشاهده شده موافق میباشد، نشان داد که آبهای سطحی در زمستان نسبت به فصل بهار و اوایل تابستان شورتر هستند. در نهایت نیز به نظر میرسد، فلاکس حرارتی و تنشهای ناشی از باد نقش مهمی در چرخههای

فصلی مربوط به شوری آبهای سطحی خلیج فارس ايفا ميكنند حسن زاده و نجار خدا بخش(١٣٨١). یزدانی و ترابی آزاد در سال (۱۳۸۴) جریانات ساحلی محدوده سواحل آستارا تا بندر انزلی عددی را با مدل بررسی کرده است و ویژگیهای جریانات ساحلی در خزر جنوبی و نحوه شکل گیری تغییراتشان با فصول سال به روش عددی و برنامهنویسی به زبان فرترن را بررسی نموده است (Yazdani etal.,2006) . بر اساس نتایج این مدل، میانگین سرعت جریان ساحلی در نواحی نزدیک ساحل خزر جنوبی در فصل زمستان بیشینه مقدار و در فصل پاییز کمینه مقدار را داشته است (Yazdani etal.,2006). در سال۱۳۸۷، فتوحی و سعادتخواه جریانهای ناشی از باد در محدوده بندرانزلی را بررسی نمود. در این تحقیق میزان افزایش تراز سطح آب و الگوی جریانات ناشی از باد در دریای خزر در محدوده بندر انزلی بررسی شد (Fotoohi etal.,2009). در شبیهسازی این پدیده از بسته نرم افزاری MIKE نسخه ۲۰۱۱استفاده گردیده است که مدلسازی براساس آمار باد ECMWF در محدوده دریای خزر انجام شده است(Fotoohi etal.,2009). چاووو همکاران در سال ۱۹۹۲ به منظور مطالعه جریان محدوده خلیج فارس و تنگه هرمز یکمدل هیدرودینامیکی سه بعدی ارائه نمودند. در این مدل از عمق و شکل واقعی حوضه و قسمتهای قابل توجه از دریای عمان و بادهای فصلی آن تبخیر و انرژی گرمایی ذخیره شده در دریا استفاده شده است و اطلاعات بیشتری در خصوص جزئیات الگوهای چرخش جریان ارائه میدهد که نتيجه أن نشان دادن تغييرات فصلى چرخه سيكلوني در محدوده خلیج فارس و پایداری آن از طریق یک جریان ورودی ژئوستروفیک سطحی و یک جریان خروجی ژئوستروفیک بستری در تنگه هرمز است. چون جریان در دریای عمان متمایل به سمت مرزهای جنوبی است پس یک چرخه آنتی سیکلونی به شمال ايجاد خواهد كرد.

# ۲. مواد و روش ها

اندازه گیری های میدانی، دقیق ترین روش برای دستیابی به الگوی جریان های یک منطقه می باشند، ولی هنگامی که تعیین الگوی جریان ها در منطقه ای وسیع و برای مدتی طولانی مورد نظر باشد روش اندازه گیری میدانی به تنهایی قادر به پاسخگویی نخواهد بود، هزینه بالای اندازه گیری، آن هم در محدوده ای وسیع و نیز وقت گیر بودن چنین اندازه گیری هایی، استفاده از مدل ریاضی را ضروری می ساز د(Sorensen 2006).

موسسه هیدرولیک دانمارک DHI سالهاست که با ارائه مجموعه تخصصی و بینظیر MIKE Zero که با هدف تحلیل و بررسی محیط های آبی ایجاد شده است به شهرت رسیده است. این موسسه با بیش از ۵۰ سال سابقه در زمینههای گسترده کاری شامل کشاورزی، انرژی، تغییرات اقلیم، آبهای سطحی و زیر سطحی، آب شهری، محیط زیست و اکوسیستم، جمع آوری و مانیتورینگ، تجهیزات آزمایشگاهی و ...شناخته شده می باشد و تجربه کاری در بیش از ۱۴۰ کشور جهان را دارد. مدول هیدرودینامیکی، مدول محاسباتی اصلی کل نرمافزار MIKE 21 به حساب میآید که بسیاری از مدولهای دیگر این مدل بر اساس نتایج حاصل از اجرای مدول فوق پیریزی شدهاند. مدول HD در محدوده وسیعی از هیدرولیک و پدیدههای مربوط به آن قابل کاربرد است. این مدول، مدلسازی هیدرولیک جزرومد، باد، جریانات ناشی از موج، برکشند طوفان و امواج مدی را شامل می شود. با به کارگیری این مدول می توان تغییرات سطح آب و جریانها را در هر مکان از منطقه مورد مطالعه بررسی نمود. این مدل جریانات را در یک سیال تک لایه (به طور عمودی همگن) شبیهسازی می کند. مدل ریاضی مورد استفاده برای شبیه سازی جریانات جزرومدی نرمافزار MIKE21-HD-FM، با ساختار شبکه نامنظم مثلثی می باشد که قادر است اثر نیروی کوریولیس، نیروی باد، اصطکاک بستر و ویسکوزیته را نیز در محاسبات اعمال نماید. نتایج

خروجی مدول HD به عنوان ورودی برای تعداد دیگری از مدولهای MIKE21 نظیر مدول انتقال-پخش و مدولهای انتقال رسوب استفاده میشود. در مدول HD از معادلات دو بعدی جریان آب کمعمق که در واقع معادلات جریان متوسط گیری شده در عمق هستند، استفاده می شود. این معادلات شامل یک معادله بقاء جرم و دو معادله بقاء اندازه حرکت (در دو بعد افقی) بوده و به کمک این دستگاه معادلات، سه مجهول عمق آب (h) و دو مؤلفه سرعت قابل محاسبه مي باشند MIKE21 Manual User) (Guide2011). به طور کلی در مناطق دریایی مهم ترین عوامل به وجود آورنده جریان، سه عامل جزرومد، باد و امواج هستند. بر طبق مطالعات صورت گرفته در محدوده پروژه در منطقه خلیج فارس، جزرومد مهمترين عامل به وجود آورنده جريانات می باشد. جهت مدل سازی جریانات جزرومدی در ناحیه مورد مطالعه و با استفاده از مدل مورد اشاره، ابتدا اطلاعات عمقسنجي و هندسه مدل معرفي می شود. اطلاعات عمق یابی در قایق هیدروگرافی در حال حركت، بر روى خطوط عمق يابى از قبل طراحى شد و به صورت کاملاً اتوماتیک و پیوسته توسط نرم افزار HYpack از طریق اتصال یک دستگاه کامپیوتر نوت بوک به تجهیزات هیدروگرافی شامل سیستمهای تعیین موقعیت ماهواره DGPS و عمقیاب صوتی جمع آوری شد. در حین عملیات عمق یابی، نوسانات

سطح آب (اطلاعات جزرو مد) نیز در ساحل در ایستگاه کشندی روی اشلی که نصب شده بود، مشاهده و ثبت می شد.

برای انجام عملیات هیدروگرافی نیاز به طراحی خطوط عمق یابی در فواصل معین داشتیم. خطوط عمقیابی طوری طراحی شدند که عمود بر منحنی میزانهای بستر و به صورت متساوی الفاصله و مستقیم بودند. این خطوط برای مناطق با مقیاس مستقیم تر مراحی شدند. این خطوط به صورت کامپیوتری در نرم افزار هیدروگرافی HYpack به گونه ای طراحی شدند که تمام منطقه نقشهبرداری را پوشش میداد.

طبق دستورالعملهای تهیه نقشههای هیدروگرافی کلیه دادههای دریایی و زمینی میبایست نسبت به سطح مبنای عمقیابی یعنی Chart Datum (CD) منطقه ارائه گردد. برای حوضچه و اسکلههای بندر Ohart ماهشهر با توجه به مشخص بودن Chart صادراتی ماهشهر با توجه به مشخص بودن + Chart مادراتی ماهشهر با توجه به مشخص بودن + V/۵ بندر ارتفاع بنچمارک واقع در اسکله بارج هاربر ۲/۵ بندر ارتفاع بنچمارک واقع در اسکله بارج هاربر ۱۰ بندر ارتفاع بنچمارک واقع در اسکله بارج هاربر ۱۰ با نسبت به CD میباشد) با قرائت جزرومد در فاصله ۱۰ نسبت میای در اسکله ماهشهر و مقایسه همزمان با اطلاعات دستگاه اندازه گیری جزرومد بندرامام، سطح مبنای CD به اسکله ماهشهر انتقال یافت. شکل ۱ سطح مبنای کشند را به صورت شماتیک نشان می



شکل ۱. سطح مبنای کشند CD

گرافیکی Autodesk Land Desktop تبدیل به نقشههای توپوگرافی بستر دریا شدند که در شکل ۲ و شکل ۳ قابل مشاهده است .که در این مرحله با ایجاد مثلث بندی (TIN) و مدل سه بعدی بستر (DTM) نسبت به ترسیم منحنی ترازها اقدام گردید. پس از پایان هر مرحله از پردازش توسط نرمافزار به صورت روزانه یک فایل به صورت نقاط XYZ به دست آمد. کلیه اطلاعات دریایی XYZ که شامل موقعیت طول و عرض در سیستم مختصات UTM و عمق نسبت به سطح مبنا هستند در نرم افزار



شکل ۲. ورودی اولیه داده ها به نرم افزار HYpack



شکل ۳. اعماق بعد از ویرایش و اعمال تراز جزرومدی

وارد شدند. سپس از طریق درونیابی مقادیر عمق مربوط به هر کدام از اجزاء شبکه تعیین شدند شکل ۴. بعد از تعیین مشخصات محیطی (خطوط ساحلی) و تشکیل شبکه محاسباتی، شرایط مرزی نوسانات سطح آب محلی ناشی از جزرومد در مرز باز اعمال گردید و در ادامه دادههای هیدروگرافی مربوط به بستر دریا نیز



شکل ۴.فایل بسی متری ساخته شده جهت استفاده در مدل مایک

كاليبراسيون مدل

در این مدل ها تعداد المان های مش بندی از ۱۷۳۸ تا ۱۷۵۷ تغییر کرده است. همچنین ضریب زبری بستر بر اساس عدد مانینگ از ۳۲ تا ۵۵ تغییر کرده است (مدل عددی مایک ضریب زبری را به صورت معکوس دریافت می کند). به نظر میرسد که تغییرات ضریب زبری تاثیر بیشتری بر کالیبراسیون دارند. در مدلهای اولیه با پیش فرض مانینگ ۳۲ مدل اجرا گردید که اختلاف بین دادههای اندازه گیری و مدلسازی بیش از یک متر می باشد و با تغییر این عدد و تغییر در مش بندی منطقه اختلاف تراز حدود ۱۰ سانتیمتر بین دادههای اندازه گیری میدانی و نتایج مدلسازی حاصل شد که این موضوع بیانگر این

با توجه به مورفولوژی بسیار پیچیده منطقه با تغییرات این ضرایب و مشبندی نتایج بهینه تر نمی شد و برعکس اختلاف بین دادههای اندازه گیری و نتایج مدلسازی بیشتر می شد. نهایتاً مدل هشتم با کمترین خطا برای اجرای مدل رسوب در منطقه انتخاب گردید .در شکلهای شماره ۵ و ۶ تغییرات سه هفتهای و سه ماهه تغییرات تراز حاصل از نتایج مدلسازی و دادههای اندازه گیری شده منطقه نمایش داده شده است. در نمودارهای شکل های ۵ و ۶ زیر رنگ آبی، سری زمانی تراز آب حاصل از خروجی مدل جریان جزرومدی و نمودار منقطع قرمز رنگ نمایانگر سری زمانی تغییرات تراز آب ایستگاههای اندازه گیری در بندر امام میباشند.



شکل ۵. مقایسه نتایج مدلسازی با داده های اندازه گیری در بندر امام خمینی - دوره زمانی ۲۱ روزه



۳. نتايج

در این تحقیق چند مرحله مدلسازی مختلف جریان جزرومدی انجام شده است. با توجه به اینکه ایستگاه راهنمایان در مدخل ورودی خورموسی مجهز به دستگاه اندازه گیری تراز جزرومدی در منطقه میباشد، دادههای مد نظر برای یک دوره یکساله در سال ۲۰۱۴ در دسترس قرار گرفتند که با تهیه دادههای ایستگاه راهنمایان در نزدیکی دهانه خور موسی از این دادهها برای مدل منطقهای استفاده





شکل ۷. نتایج سرعت جریان و تغییرات تراز در زمان جزر در خورموسی





شکل ۹. نتایج گل جریان جزرومدی در ایستگاه بندر امام خمینی

جریان جزرومدی مجزا و در کنار هم ترسیم شدهاند. در این الگو تغییرات ماهیانه و فصلی تقریباً یکنواخت

در شکل ۱۰ تا ۱۴ برای چهار فصل مختلف الگوی و تکراری میباشد. به علاوه خروجی مدلسازیها به صورت فصلی نیز ارائه شده است.



شکل ۱۰. نتایج فصلی مدلسازی تغییرات تراز آب و سرعت و جهت جریان جزرومدی در بندر امام خمینی برای سال ۲۰۱۴

توجه به موقعیت کانال بندر امام خمینی، الگوی جریان در تمام فصول به صورت رفت و برگشتی و موازای کانال میباشد و به صورت بسیار اندکی در بعضی شرایط تغییر الگو داده است. در نمایش سری زمانی فصلی، تغییرات تراز دارای دامنه ۲-تا ۲+ میباشند و تغییرات سرعت جریان دارای دامنه صفر تا ۵۰+ سانتی متر میباشند و لذا سری زمانی تغییرات سرعت جریان در محدوده داخلی تغییرات تراز ترسیم شده است. با



شکل ۱۲.نتایج مدلسازی تراز آب و سرعت و جهت جریان جزرومدی در بندر امام خمینی برای سال ۲۰۱۴- سه ماهه دوم



شکل ۱۴. نتایج مدلسازی تراز آب و سرعت و جهت جریان جزرومدی در بندر امام خمینی برای سال ۲۰۱۴- سه ماهه چهارم

با توجه به اینکه در این منطقه هیچگونه ایستگاه اندازه گیری تراز جزرومدی وجود ندارد و با توجه به اینکه جریان جزرومدی در خورموسی و به ویژه این منطقه بسیار پیچیده خواهد بود و به چند کانال طبیعی مختلف منشعب می گردد، لازم است با بررسی

بیشتری این شرایط را سنجید. در این راستا دادههای میدانی جهاد تحقیقات آب و انرژی مبنی بر بررسی الگوی توزیع جریان در سه راهی خور مریموس و ماهشهر و بندر امام کمک شایانی به تدقیق نتایج مدل در این منطقه نموده است.



شکل ۱۵. نتایج الگوی جریان جزرومدی در زمان مد در بندر ماهشهر - سال ۲۰۱۴



شکل ۱۶. نتایج الگوی جریان جزرومدی در زمان جزر در بندر ماهشهر- سال ۲۰۱۴

اندازه گیری های میدانی و نتایج مدل سازی دامنه تراز جزرومدی در ایستگاه بندر صادراتی ماهشهر ۴/۲۵ متر و بیشینه مقدار مد سالیانه ۲/۲۵ و کمینه مقدار جزر سالیانه ۲- متر میباشد. سرعت جریان جزرومدی در بندر امام موازی کانال و درحدود ۵۰ درصد ایام بین ۵/۰ تا ۱ متر بر ثانیه میباشد. تقریباً در تمام فصول الگوی جریان و مقدار سرعت جریان تغییری نخواهد داشت و از یک الگوی یکسان تبعیت مینماید. سرعت جریان جزرومدی در بندر صادراتی ماهشهر نیز موازی کانال و در بیشتر ایام سال بین ماهشهر نیز موازی کانال و در بیشتر ایام سال بین ماهشهر از یک متر نیز اتفاق میافتد. تقریباً در تمام فصول الگوی جریان و مقدار سرعت جریان تغییری نخواهد داشت و از یک الگوی یکسان تبعیت مینماید.

#### منابع

Water and Watershed Research Jihad, vessel tracking and measurement of flow rate of 1997 operations worthy of Moses.

### ۴. بحث و نتیجه گیری

همانطور که در شکل های شماره ۱۵ و ۱۶ قابل مشاهده است. سرعت عمومی جریان در حالت مد بیشتر از سرعت آن در حالت جزر می باشد.همچنین روند تغییرات سرعت در حالت بیشینه و کمینه چه در حالت مد و چه در حالت جزر در محدوده های مکانی یکسان اتفاق می افتد و تنها تفاوت در مقدار مقادیر بیشینه و مقدار مقادیر کمینه خواهد بود. همچنین در هر دو حالت جزر و مد تراکم بردارهای سرعت در قوس خارجی قابل مشاهده می باشد. بر اساس نتایج اندازه گیری های میدانی و نتایج مدل سازی دامنه تراز جزرومدی در ایستگاه راهنمایان ۳ متر و بیشینه مقدار مد سالیانه ۱/۵۰ متر و کمینه مقدار جزر سالیانه ۱/۶۰ متر می باشد.بر اساس نتایج اندازه گیری های میدانی و نتایج مدل سازی دامنه تراز جزرومدی در ایستگاه بندر امام خمینی ۵/۳۰ متر و بیشینه مقدار مد سالیانه ۲/۶۰ متر و کمینه مقدار جزر سالیانه ۲/۶۰– می باشد.بر اساس نتایج

Research Laboratory, Series 3, Issue 363, June 1954, pp. 285-319.

Prandle, D., 2009. Estuaries, dynamic, Mixing, Sedimentation and Morphology. University of Liverpool.

Sorensen, R. M., 2006. Basic Coastal Engineering. Springer US, 324 p. MIKE21 FL Flow Model FM, Hydrodynamic Module, MIKE21 Manual User Guide, 2011. DHI.

Batifoulier, F., Pascal, L. and Philippe, B., 2012. Poleward coastal jets induced by westerlies in the Bay of Biscay. Journal of Geophysical Research- oceans, 117: 19 p.

Fredsse, J. and Deigaard, R., 1992. Mechanics of Coastal, Sediment Transport. Institutof Hydrodynamics and Hydraulic Engineering Technical, University of Denmark.

Sohrabi, M. 2009. Investigation of wave flows before and after the construction of Jetty in Port Kiashahr. Tenth National Conference of Marine Industries of Iran, Abadan, Iran Offshore Engineering Society.

Seyed Alikhani, K. 2008. Guidelines hydrographic projects (rivers and beaches). Water diffusion glance, page 84.

MIKE21 FL Flow Model FM, Hydrodynamic Module, MIKE21 Manual User Guide, 2011. DHI. Yazdani, L. And Torabi Azad, M. 2006. Numerical modeling coastal currents to Bandar Anzali-Astara coastal area. The sixth congress of Marine Science and Technology, Tehran, the capital of Oceanic and Atmospheric Sciences.

Hassanzadeh, or. And Nagagar Kh, h. 2003. Ekman transport of water surface temperatures in the Persian Gulf. Iranian Physics Research Journal, Volume 3, Issue 3, Pages 213. Fotoohi, n. And saadat khah, is not. 2009. Modeling of wind-driven currents in Bandar Anzali. Eighth International Conference on

Coasts, Ports and Marine Structures, Tehran, Ports and Shipping Organization.

"Data provided by Bandar Imam Khomeini". 2016, Bandar Imam Khomeini.

"Data export port of Mahshahr". 2016, Bandar Mahshahr export.

Ljubenkov, I. (2015). Hydrodynamic modeling of stratified estuary: case study of the Jadro River (Croatia). *Journal of Hydrology and Hydromechanics*, 63(1), 29-37.

Miche, M., 1951. Le Pouvoir Réfléchissant des Ouvrages Maritimes Exposés à l'Action de la Houle, Annals des Pontset Chaussess, 121e Annee.Translated by Lincoln and Chevron, University of California, Berkeley, Wave

# Investigating the Tidal Hydrodynamic Status of Mahshahr Export Port by Using MIKE21 Software

Amir Zarepour<sup>1</sup>, Mehdi Behdarvandi Askar<sup>2\*</sup>, SahamEddincheraghi<sup>3</sup>, Vahid Zarei<sup>4</sup>

1. Civil engineering graduate student, Department of Offshore Engineering, faculty of marine engineering, Khorramshahr University of Marine Science and Technology

2. Assistant professor, Department of Offshore Engineering, faculty of marine engineering,

Khorramshahr University of Marine Science and Technology (Author)

3. Master of Physical Oceanography, Ports and Shipping Organization

4. Faculty Member of the Faculty of Marine Engineering Marine Electronics and Telecommunications Khorramshahr University of Marine Science and Technology.

## Abstract

The aim of this research is to investigate the hydrodynamic status of Mahshahr export port. Initially, the modeling of tidal streams in the starting point of Khurmousa by the tidal inputs of Rahnamaian station was performed in logical manner and the results obtained from the inner point of Khurmousa was calibrated with inputs from Imam Khomeini station port and satisfactory results were achieved. During the next stage, by considering the main aim of this research, a model specific to the area of export port of Mahshar was developed. Based on the results from field measurements and the results obtained from the model, the tidal amplitude balance in export port of Mahshahr is 4.25 meters, the maximum annual ebb is 2.25 meters and the annual minimum is 2 meters. The velocity of tidal streams in Mahshahr export port parallel to the channel and during the most part of the year is between 0.5 to 1 meters per second. The pattern of tidal streams is constant throughout the year and experiences no changes.

Key words: Mahshahr Export Port, Hydrodynamic Status, Tide, Flow Velocity

## List of tables & figures

Figure 1. The level of pulling on CD

Figure 2. Initial input data to the Hypack software

Figure 3. After editing and applying deep tidal level

Figure 4. Bathymetry file made for use in Mike model

Figure 5. Comparison of modeling results with measurement data in Imam Khomeini port- the period of 21 days

Figure 6. Comparison of modeling results with measurement data in Imam Khomeini port- quarterly

Figure 7. Results of flow rate and level changes during low tide Khore Musa

Figure 8. The results of flow rate and level changes in fashion time Khore Musa

Figure 9. Results tidal flow in Bandar Imam Khomeini station

Figure 10. The results of modeling seasonal changes in water level and tidal current speed and direction at Bandar Imam Khomeini for 2014

Figure 11. The results of water level and tidal current speed and direction at Bandar Imam Khomeini for the first quarter of 2014

Figure 12. The results of modeling water level and tidal current speed and direction at Bandar Imam Khomeini for the second quarter of 2014

Figure 13. The results of water level and tidal current speed and direction at Bandar Imam Khomeini for the third quarter of 2014

<sup>\*</sup>Correspending author, E-mail: sazehenteghal@yahoo.com

Figure 14. The results of water level and tidal current speed and direction at Bandar Imam Khomeini for the fourth quarter of 2014

Figure 15. Results of tidal flow pattern in fashion in Mahshahr – 2014 Figure 16. The results of tidal flow during low tide in the port of Mahshahr 2014