مدلسازی عددی فر آیندهای مورفولوژیکی ناحیهی سواش در سواحل درشتدانه با مدل کد باز XBeach

سپهر ملکی تقی آباد (دانشجوی دکتری) مهدی عجمی^{*} (استادیار) احمد احمدی (دانشیار) دانشکدهی مهندسی عمران، دانشگاه صنعتی شاهرود، شاهرود.

در سواحل ناحیهی سواش، بهدلیل اندر کنش جریانهای ساحلی، آب زیرزمینی و رسوبها بسیارمهم هستند. بر این اساس، مدل سازی عددی فرایندهای هیدرودینامیک- مورفودینامیک نیز اهمیت دارد. ارزیابی عملکرد مدل ABeach و دو ماژول SB و NH آن در شبیه سازی فرآیندهای سواش، مقایسه و حساسیت سنجی نتایج به عنوان خلأ مطالعاتی، در مطالعه ی حاضر مطرح بوده است. پژوهش حاضر با بازسازی عددی سه مطالعه ی آزمایشگاهی متفاوت به ارزیابی عملکرد مدل XBeach در شبیه سازی فرایندهای سواش، مقایسه و پرداخته و دریافته است که مدل ABeach عملکرد قابل قبولی در مدل سازی فرایندهای هیدرودینامیک و موفودینامیک در ناحیه ی سواش سواحل داشته است. همچنین شبیه سازی با ماژول NH نسبت به ماژول SB عملکرد بهتری داشته است (با ۵٪ خطای کمتر). خطای فازی در هنگام نفوذ/ تراوش آب به آبخوان در ABeach منجر به گسترش خطای مدل سازی عددی در محاسبه ی تغییرات پروفیل بستر و تراز سطح آبخوان شده است.

> واژگان كليدى: مورفوديناميك ساحل، مدلسازى عددى، ناحيەى سواش، مدل XBeach، سواحل درشتدانه.

sepehr.maleki@shahroodut.ac.ir adjami@shahroodut.ac.ir m.ahmadi@shahroodut.ac.ir

۱. مقدمه

سواحل هر کشور از جنبههای اقتصادی، اجتماعی، زیستمحیطی، و نظامی اهمیت بالایی دارند و بخش قابل توجهی از تأسیسات زیربنایی اغلب کشورها در مناطق ساحلی واقع است. در بین نواحی مختلف ساحلی، خط ساحلی و نواحی نزدیک به ساحل جایگاه ویژهیی دارند. پدیدههایی همچون: فرسایش و انباشت رسوبها در سواحل طبیعی و خورها، افزایش تراز آب دریا و زیر آبرفتن اراضی و تأسیسات ساحلی و آلودگیهای زیستمحیطی نوار ساحلی از مسائل چالشبرانگیز در حوزهی اخیر بوده است.

به محدودهیی از ساحل، که در آن امواج ورودی تحت تأثیر آثار بستر ساحلی قرار می گیرند، اصطلاحاً ناحیهی نزدیک ساحلی^۱ گفته می شود. بخشی از ناحیهی نزدیک ساحل، که در آن موج می شکند و معمولاً عمقی بین ۵ تا ۱۰ متر دارد،

* نویسنده مسئول

تاریخ دریافت: ۱۴۰۲/۰۷/۲۷، تاریخ اصلاحیه: ۱۴۰۲/۹/۲۲، تاریخ پذیرش: ۱۴۰۲/۱۰/۱۶. استناد به این مقاله:

چرخش سطحی به تدریج در طول ناحیهی داخلی شکست از بین می روند. ناحیهی بالاروی امواج یا سواش⁷، بخش انتهایی منطقهی اخیر است، که به واسطهی عملکرد یورش آب ⁴و بازگشت آن^۵، متناوباً در معرض بالاروی و پایین روی امواج قرار می گیرد و مرطوب- خشک می شود.

ناحیهی زوال موج گفته می شود. امواج در ناحیهی بیرونی زوال موج^۲، دچار

شکست و تغییرشکل سریع می شوند و با تغییر شکل آن ها به شکل موجک و

به تعبیر دیگر، ناحیهی سواش بخشی از ساحل بین کمینهی پایینروی و بیشینهی بالاروی موج است، که انرژی باقیماندهی امواج در حال حرکت به سمت ساحل در آن منعکس یا مستهلک میشود. برخی از پژوهشگران، ناحیهی سواش را بهعنوان محدودهی انتهایی ناحیهی داخلی زوال موج تعریف میکنند، که در مجموعهیی از جریانها با مقیاسهای متفاوت شامل امواج کوتاه و بلند، جریانهای افقی گردابهها، و آشفتگی ظاهر میشوند.^[۱ و ۲]

ملکی تقیآباد ، سپهر، عجمی، مهدی، و احمدی، احمد، ۱۴۰۳. مدلسازی عددی فرآیندهای مورفولوژیکی ناحیهی سواش در سواحل درشتدانه با مدل کد باز XBeach، مهندسی عمران شریف، ۴۰(۳)، صص ۱۱۰-۱۳۷. DOI: 10.24200/j30.2024.63280.3266

- ^{*} Uprush or Run-up
- ^a Backwash or Rundown

[\]Near-shore zone

^r Outer surf zone

^r Swash or Run-up zone.



شکل ۱. موقعیت نسبی نواحی زوال موج و ناحیهی سواش در سواحل.^[۱]

لذا، هیدرودینامیک ناحیهی سواش با خصوصیات موج ورودی در مرز ناحیهی شکست تعیین میشود. در شکل ۱، موقعیتهای نسبی نواحی زوال موج و ناحیهی سواش مشاهده میشود.

در منطقهی سواش، بستر رسوب متناوباً در معرض بالاروی/ پایینروی امواج در مقیاسهای زمانی گروه موج قرار میگیرد. این ناحیهی باریک، که تغییرات دینامیکی برجستهیی دارد، در معرض جریانهای ناپایدار، تلاطم زیاد، رشد و تغییرات سریع لایهی مرزی، نرخ انتقال رسوب زیاد، و تغییرات سریع مورفولوژی بستر قرار دارد.^[۱- ۴] بر این اساس، ناحیهی سواش نقش مهمی در تبادل رسوب بین دریا و خشکی دارد، که بهطور قابل توجهی در تغییرات موروفولوژی ساحل تأثیر میگذارد.^[۵ و ۴] علاوهبر فرآیندهای هیدرودینامیکی در ناحیهی سواش، حمل و انتقال شن و ماسه در ساحل، که در منطقهی سواش رخ میدهد، میتواند بخش بزر گی از کل رانش ساحلی (تغییرات خط ساحلی) را به خود اختصاص دهد،^[۸] لذا، پیش بینی انتقال و جابجایی شن و ماسه در ناحیهی سواش برای ارزیابی و تخمین تغییرات مورفودینامیکی در منطقهی موروری است. درک فرایندهای هیدرودینامیکی و مورفودینامیکی در منطقهی سواش، اهمیت اساسی دارد؛ زیرا ناحیهی سواش میزبان فرآیندهایی است که مورش، اهمیت اساسی دارد؛ زیرا ناحیهی سواش میزبان فرآیندهایی است که

تغییر در تراز آب دریا بهعلت نوسانهای ناشی از جزر و مد، امواج دریا، تغییر در تراز آب زیرزمینی به دلیل برداشت بیرویه از سفرهی ساحلی یا نزولهای جوی میتواند منجر به تغییر مورفولوژی ساحلی از جمله محدودهی سواش شود. در جدول ۱، اصلیترین دلایل اهمیت انجام مطالعات بر فرایندهای مورفولوژیکی در ناحیهی سواش طبقهبندی شده است.

مرور مطالعات انجامشده بر روی سواحل نشان میدهد که مشخصات هیدرولیکی موج عمود بر ساحل، شامل: ارتفاع و دوره ی تناوب موج، و شیب وجه ساحلی در مشخصات امواج ورودی به ناحیه یسواش اثر می گذارد.^{[۷-۹} اقطر متوسط رسوبهای ساحل در مقدار نفوذپذیری ساحل و وزن ذرات مؤثر است و از طرفی، اختلاف تراز آب زیرزمینی با آب دریا و هدایت هیدرولیکی بستر ساحلی، در میزان حجم آب عبوری از ساحل، فشار آب منفذی (وزن مؤثر رسوب)، و تنش برشی لایه یمرزی (نیرو دراگ) اثر می گذارند،؛ بنابراین، پارامترهای ارتفاع و دوره ی تناوب موج، شیب ساحل، قطر متوسط رسوبها، تراز آب زیرزمینی، و تراز آب دریا از جمله پارامترهای مهم و مؤثر در هیدرودینامیک و مورفولوژی ناحیه یسواش هستند.^[۲ - ۷] در شکل ۲،

جدول ۱. ضرورت انجام مطالعات در ناحیهی سواش سواحل.

برای بسیاری از کاربردها و طراحیهای مهندسی سواحل، مطالعهی	
امواج در حال شکست، بالاروی و پایینروی موج اهمیت قابل توجهی	١
دارد.	
ناحیهی سواش تقریباً در تمام فرآیندهای ساحل از جمله جریانهای	
ساحلي و انتقال رسوب، نقش مهمي را ايفا ميكند. اندركنش سيال و	÷
ذرههای رسوب در ناحیهی سواش، وضعیت فرسایش یا رسوبگذاری	'n
ساحل و شرایط مرزی سمت ساحل را تعیین میکند.	
فرآیندهای ناحیهی سواش عامل تولید حبابهای هوا و قطرههای آب	~
دریا هستند و نقش مهمی در انتقال آلودگی دارند.	١
آشفتگی مربوط به موجکها و اندرکنشهای سواش- سواش، نرخ	×
اختلاط را افزایش میدهد و اثر مهمی در انتقال رسوب دارد.	٢
فرآیندهای انتقال رسوب و جریان هر دو به طرز قابلتوجهی تحت	
تأثیر آب زیرزمینی قرار میگیرند.	۵
معمولاً غلظت رسوب ناحیهی سواش بیشتر از ناحیهی شکست موج	6
است.	7
ناحیهی سواش، یک ناحیهی کلیدی برای اکوسیستم ساحلی است.	٧
فأتندها بالاصفاد ومتقتيه ستقتد ومحتاف	
فرایلیاتی فاحیدی بادروی فائیر مستقیم در جنبه ای محتلف	٨
ركالالى روزمرەي شاكنان و كركاشكران مناطق شاخلى خارك.	



شکل ۲. شماتیک ناحیهی سواش.^[۱۰]

شماتیکی از ناحیهی سواش به همراه ناحیهی بالاروی و پایینروی موج مشاهده می شود؛ که مطابق آن، در ناحیهی سواش پدیدههای متعددی شامل: نفوذ/ خروج آب، پرش هیدرولیکی، آشفتگی توده/ جبههی موجکها، آشفتگی ناشی از لایهی مرزی بستر، اندر کنش فاز بالاروی و بازگشت، انتقال رسوب عرضی و طولی، غلظت بالای رسوبها در لایهی سواش، و جریان ورقهیی اتفاق می افتند؛ که باعث پیچیدگی هیدرودینامیکی ناحیهی سواش می شوند. فشار القایی ناشی از تناوب و شکست موج و فشار آب منفذی سفرهی ساحلی، در ضخامت لایهی مرزی و توزیع آشفتگی سواش اثر می گذارد و باعث تغییرات قابل ملاحظهی تنش برشی در طول ناحیهی سواش می شود. سرعت بالای جریان در نزدیکی بستر و عمق کم ناحیهی سواش منجر به انتقال رسوب با غلظت بالا به صورت جریان ورقهیی می شود.



شکل ۳. اندرکنش ناحیهی آب زیرزمینی ساحلی و جریان سواش.[۱۱]

در شکل ۳، جریان بالاروی امواج در ساحل نشان میدهد که آب در حین حرکت به سمت بالای سواش به داخل ساحل غیر اشباع نفوذ میکند و این جرم مبادلهشده در سیکلهای بعدی در پایین سواش خارج میشود و در دینامیک رسوب، وزن مؤثر، و تنش برشی جریان اثر میگذارد.

(الف) چهار فرآیند مرتبط با موج و جزر و مد، که در تبادل آب بین آبخوان ساحلی و آبهای ساحلی تأثیر دارند عبارتند از: (۱) ورود و گردش جریان در میدان اشباع زیرسطحی ساحل (D_w)؛ (۲) تبادل آب بین جریان بالاروی و آبخوان در زیرلایه ی اشباع ساحلی (D_{ss})؛ (۳) نفوذ جریان ناشی از بالاروی در منطقه ی غیراشباع زیرساحلی (U_{su})؛ و (۴) شارش جریان ناشی از جزر و مد (J_t). فرآیندهای ۳ و ۴، کاملاً وابسته به یکدیگر هستند. پیکانهای مسیرهای جریان آب زیرزمینی و توزیع شوری (طیف سفید: آب شیرین و طیف خاکستری: شور) در یک آبخوان ساحلی برهمکنش بین امواج در ناحیه ی سواش، که به آن برهمکنش سواش – سواش گفته می شود.^{[۱۲ و ۱۲}] نقش مهمی در تعیین تکامل بستر در نواحی سواش و زوال موج دارد.^{[۱۰ ۲۱}]

فرآیندهای مذکور عمدتاً در برخی مطالعات آزمایشگاهی،^[۱۳–۱۹] ارزیابی شدهاند. با این حال، مطالعات عددی نسبتاً محدودی پیرامون هیدرودینامیک و مورفودینامیک ناحیهی سواش در حضور برهمکنش سواش- سواش انجام شده است. علت وجود این امر را میتوان در نبود مدلهای عددی کارآمد در شبیهسازی فرایندهای هیدرودینامیکی و تغییرات مورفولوژیک سواحل بررسی کرد.

مدلهای عددی مبتنی بر فیزیک^۱، ابزاری مفید برای پیشبینی فرآیندهای هیدرودینامیکی-مورفودینامیکی در نواحی ساحلی هستند. عمدتاً مدلهایی که فرآیندهای هیدرودینامیکی را در مقیاس زمانی امواج منفرد شبیهسازی

[\]Physics-based

- ^r phase-resolving models
- ^{*r*} phase-averaged models
- ^{*} infragravity wave
- ^a incident-band wave
- ⁹ dissipative beaches

می کنند (مدلهای حل فازی^۲)^{(۱۱, ۱۱}؛ عملکرد مناسبی در مدلسازی آبهای کمعمق دارند، اما از نظر محاسباتی گران هستند و در حال حاضر، محدود به شبیه سازی فقط هیدرودینامیک بدون شبیه سازی دقیق مورفودینامیک ساحل هستند.^[۱۹] در مقابل، مدلهایی که با میانگین گیری در طول دورههای موجی متعدد شبیه سازی می کنند (مدلهای میانگین فازی^۳)^{(۲۰ و ۲۱}] ؛ از نظر محاسباتی به طور قابل توجهی نسبت به مدلهای حل فازی ارزان تر هستند. ^[۱۹] با ارزیابی عملکرد دو دسته ی اخیر مدلهای عددی مشخص می شود که مدلهای میانگین فازی در شبیه سازی فرآیندهای هیدرودینامیکی-مورفودینامیکی سواحل، همچون: انواع شکست امواج، خصوصیات هیدرودینامیکی موج، مکانیک انتقال رسوب ها، تغییرات مورفولوژی بستر، کارآمدتر از مدلهای حل فازی هستند، اگرچه دقت مدلهای حل فازی به مراتب بیشتر از مدلهای میانگین فازی بوده است.^[۱۲]

مدل عددی XBeach ، یک مدل پرکاربرد است، که بین مدلهای میانگین گیری فاز و مدل های تفکیک فاز قرار دارد و تغییرات دامنهی متغیرها را در مقیاس زمانی گروه موج حل میکند.^[۲۲] مدل XBeach، دو ماژول مدلسازی مستقل: Surf-Beat (SB) و Non-Hydrostatic (NH) دارد. در ماژول SB، حرکات موج فروگرانشی^۴ با استفاده از معادلههای غیرخطی آب کم عمق کاملاً حل می شوند، اما حرکت های موج باند فرودی⁶ با استفاده از یک موازنهی عمل موج کوتاه، که تغییرات در مقیاس زمانی گروه موج را توصیف می کند، یارامتربندی می شوند. ^[۳۳] یارامتربندی اخیر در سواحل استهلاکی^{² معتبر در نظر گرفته میشود، جایی که حرکتهای باند فروگرانشی} بر سواش غالب است و سواش باند تصادفی بهدلیل شکستن موج اشباع می شود.^[۲۴] در مطالعات استوکدان^۷ و همکاران (۲۰۱۴)، که با بهره گیری از مدل XBeach و ماژول SB بر سواحل انعکاسی میانی $^{\wedge}$ انجام شده است، مشخص شد که مقادیر پارامترهای هیدرودینامیکی امواج، همچون بالاروی موج، به طور قابل توجهی کمتر از شرایط واقعی محاسبه شدهاند^[۲۶] همچنین در مطالعات مشابه پالمستن و اسپلینتر^۹ (۲۰۱۶) مشخص شد که میزان فرسایش تپههای شنی در سواحل براساس مدل XB-SB نسبت به آزمون آزمایشگاهی بسیار ناچیز پیشبینی شده است.^[۲۷] علاوهبر این، مطالعات کُهن و روجیرو^{۱۰} (۲۰۱۶)، نشان داد که در سواحل استهلاکی^{۱۱}، میزان تغییرات موروفولوژی بستر ساحل براساس مدل XB-SB به درستی پیش بینی نشده است. [۲۸]

با توجه به نتایج حاصل و رویکرد مدلسازی، میانگین گیری موج در ماژول SB منجر به تخمین و پیش بینی کمتری نسبت به واقعیت پارامترهای هیدرودینامیکی و مورفودینامیکی ساحل می شود؛ علاوهبر این در ماژول SB ممکن است فرآیندهای فیزیکی، که در مقیاس زمانی امواج فرو گرانشی اتفاق می افتند، نیز نادیده گرفته شوند. ^[۱۹]

در مطالعات نیکلا لرما^{۱۲} و همکاران (۲۰۱۷)، مشخص شد که پارامترهای

- 1. Cohn and Ruggiero
- " high-energy dissipative
- ¹⁷ Lerma, N.

^v Stockdon

[^] intermediate-reflective beach

[°] Palmsten & Splinter

هیدرودینامیکی همچون میزان بالاروی موج در یک ساحل استهلاکی^۱ بهخوبی توسط یک مدل غیرهیدرواستاتیک با حل موج باند تصادفی قابل شبیهسازی است.^[۲۹] رویکرد اخیر، در مدل عددی سواش در مطالعات زیجلما^۲ و همکاران (۲۰۱۱)، استفاده شده است.^[۱۹] نتایج بهدستآمده نشان داد که بهبود در شبیهسازی و محاسبات هیدرودینامیکی- مورفودینامیکی در مدل XBeach با حل صریح^۳ حرکات سواش، باند تصادفی امواج حاصل میشود، که منجر به پیش بینی پارامترهای هیدرودینامیک بلاخص در ناحیهی سواش از طریق توصیف بهتر طیف موج و شبیهسازی صریح برهمکنشهای سواش- سواش میشود. بر این اساس، ماژول NH در مدل XBeach جهت مدلسازی دقیق هیدرودینامیک و موروفودینامیک سواح، که حرکت موج باند فرودی را در اعماق آب میانی و کم عمق حل میکند (روشی مشابه مدل سواش)، توسعه

تا به امروز مطالعات نسبتاً جامعي با استفاده از مدل XBeach (ماژول NH) برای شبیهسازی فرایندهای هیدرودینامیک و موروفودینامیک در ناحیهی سواش انجام شده است: مدلسازی موج (بالاروی موج) در سواحل شنی انعکاسه، ^۴ توسط مککال و همکاران (۲۰۱۴)، ^{(۳۰]} و پوآت و همکاران (۲۰۱۶)، [۳۱] مدلسازی اندرکنش امواج با سازههای ساحلی و ارزیابی هیدرودینامیک ناحیهی سواش توسط رولوینک^۷ و همکاران (۲۰۱۸)،^[۳۲] مدل سازی سواحل صخرهیی مرجانی ۸ توسط پیرسون ۴ و همکاران (۲۰۱۷)، [۳۳] لشلی' و همکاران (۲۰۱۸)، ^[۳۴] و کلاور'' و همکاران (۲۰۱۹)، ^[۳۵] مطالعه و ارزیابی شدهاند. روفینی^{۱۲} و همکاران (۲۰۲۰)،^[۳۶] مطالعاتی پیرامون مدلسازی جریان های ساحلی و تغییرات مورفولوژی بستر براساس گروه امواج در سواحل میانی^{۱۳} با بهره گیری از ماژول NH مدل XBeach انجام دادند و دریافتند که عملکرد ماژول NH در مدلسازی فرایندهای هیدرودینامیکی و مورفودینامیکی در سواحل قابلقبول بوده است. بیر^{۱۴} و همکاران (۲۰۲۱)، در پژوهشی به ارزیابی و مدلسازی بالاروی موج با بهره گیری از دو ماژول SB و NH در مدل XBeach پرداخته و عملکرد مدل XBeach را براساس دو رویکرد حل فازی موج^{۱۵} و میانگین گیری موج^{۱۶} در فرایند مدلسازی هیدرودینامیکی امواج در ناحیهی سواش ارزیابی و بررسی کردهاند.^[۳۷] رفعتی و همکاران (۲۰۲۱)، با استفاده از مدل XBeach به ارزیابی فرایندهای هیدرودینامیک و مورفودینامیک ناحیهی سواش در سواحل و در مواجهه با رخداد تپههای ماسهیی^{۱۷} پرداختهاند.^[۲۰] آیونس^{۱۸} و همکاران (۲۰۲۱)، به ارزیابی رفتار سواحل شنی تحت شرایط حالت حدی با استفاده از مدل

XBeach پرداختند و دریافتند که مدل XBeach با دقت قابلقبولی تغییرات موفولوژیک ساحل شنی و عارضههای ساحلی را شبیهسازی میکند.^[۸۸]

چن^{۱۹} و همکاران (۲۰۲۳)، در مطالعاتی جامع به ارزیابی مدلهای عددی در مدلسازی فرایندهای مورفودینامیکی و شبیهسازی پدیدهی انتقال رسوب در ناحیهی سواش پرداختند و مدل XBeach را به عنوان یکی از مدلهای کارآمد در مدلسازی فرایندهای هیدرودینامیکی ارزیابی و عملکرد مدل مذکور را نسبت به مدلهای عددی: SBeach (لارسن و کروس^{۲۰} (۱۹۸۹))،^{[۴۰}] TC UNIBEST (لیسر^{۲۱} و همکاران (۲۰۰۴))^{! [۴۱}] (رویسینک^{۲۲} و همکاران (۲۰۰۷))^{![۴۲]} و CShore (کوبایاشی^{۳۳} (۲۰۰۹))؛ ^[۴۲] بررسی کردند. نتایج ارائهشده براساس پژوهش ایشان، بیانگر قابلیت بالای مدل XBeach در بهره گیری از مدلهای تجربی- تحلیلی شبیهسازی فرایندهای مورفودینامیکی در منطقهی سواش بوده است.^[۴۳]

با توجه به ارزیابی صورت گرفته بر عملکرد مدل XBeach براساس مطالعات پیشین مشخص می شود که مدل XBeach، توانایی بالایی در مدل سازی فرایندهای هیدرودینامیک- مورفودینامیک در ناحیهی سواش در سواحل دارد. علاوهبر این مشخص شده است که ارزیابی عملکرد مدل XBeach براساس دو ماژول SB و NH، مقایسهی نتایج حاصل از شبیهسازی فرآیندهای مورفولوژیک و همچنین حساسیتسنجی نتایج براساس شرایط مختلف حاکم بر سواحل درشتدانه به عنوان خلأ مطالعاتی در این حیطه مطرح بوده است. بر این اساس، پژوهش حاضر با مدلسازی سه مدل آزمایشگاهی مختلف، که شرایط متفاوت حاکم بر مورفودینامیک ساحل را داشتهاند، به ارزیابی عملکرد مدل XBeach براساس دو ماژول NH وSB در شبیهسازی فرایندهای مورفولوژیکی سواحل درشتدانه معطوف بوده است. در نوشتار حاضر، در بخشهای ۱.۲ و ۲.۲، توضیحاتی جامع پیرامون مدل XBeach و فرایند مدلسازی سواحل با تمرکز بر فرایند شبیهسازی هیدرودینامیک و مورفودینامیک ساحل ارائه شده است. در بخش ۳.۲، مدل های آزمایشگاهی به همراه کلیهی جزئیات و شرایط مدلسازی ارائه شدهاند. همچنین در بخش ۳، نتایج حاصل از مدلسازی عددی، که شامل کالیبراسیون مدل و عملکرد مدل XBeach در شبیهسازی مدلهای آزمایشگاهی بوده است، ارائه و بررسی شده است، در بخش ۴، نیز جمعبندی و نتایج اصلی بهدست آمده در یژوهش حاضر ارائه شدهاند.

- ¹⁹ wave-averaged
- ^{vv} sandbar
- ^{\^} Ions
- ¹⁹ Chen
- ^{r.} Larson and Kraus
- ۲۱ Lesser
- ^{rr} Ruessink
- ^{rr} Kobayashi

- ' dissipative beach
- ^r Zijlema
- " explicit
- ^{*} reflective gravel beaches
- ^a McCall
- ⁹ Poate
- ^v Roelvink
- [^] coral reef-lined coasts
- ۹ Pearson
- ^{\.} Lashley
- ¹¹ Klaver
- ^{۱۲} Ruffini

¹^r Intermediate Beach

^{\f} Beer

¹⁴ wave-resolving

۲. مواد و روش انجام پژوهش ۱.۲. مدل XBeach

XBeach، یک مدل عددی دوبعدی هیدرودینامیکی و مورفولوژیکی است، که روابط مربوط به جریان، امواج سطحی، انتقال رسوب، و تراز بستر را حل میکند. XBeach، یک مدل عددی منبع- باز است، که در ابتدا فقط برای شبیهسازی فرآیندهای هیدرودینامیکی- مورفودینامیکی و آثار آن در سواحل ماسهیی با دامنه یی در حد چند کیلومتر و در مقیاس زمانی طوفانها طراحی شده بود. از آن زمان، مدل XBeach برای سایر انواع سواحل و اهداف دیگر نیز استفاده شده است.

مدل XBeach، قادر به شبیه سازی هیدرودینامیک ناحیهی نزدیک ساحل و همچنین اندرکنش جریان های مختلف با بستر و رسوب هاست. توالی بخش های مختلف مدل XBeach در شکل ۴ مشاهده می شود، که تا پایان زمان شبیه سازی تکرار می شود.

مدل XBeach با دریافت خصوصیات مرزها و مقادیر ورودی مدل، شامل: شرایط مرزی موج، شرایط مرزی جریان، جزر و مد و امواج دورا^۱، ورودی باد، ورودی رسوب، دادههای عمق سنجی، ورودی دبی فرایند مدل سازی را برپاسازی می کند. بعد از دریافت ورودی ها و شرایط مرزی، XBeach تعادل



شکل ۴. چرخهی کلی فرآیند مدلسازی XBeach.

۱ surge

- ۲ Wave action balance
- ۳ Non-Linear Shallow Water Momentum
- Advection-diffusion

اثر موج^۲ را در اولین گام زمانی حل می کند و با تعادل اثر موج، انتشار امواج کوتاه را حل می کند. روابطی که حرکتها و جریانهای امواج بلند را حل می کنند، معادلات اندازهی حرکت غیرخطی آب کمعمق³ (NLSWE) هستند. تعادل اثر موج کوتاه، ورودیهای موردنیاز برای NLSWE را در قالب نیروهای ناشی از موج به دو صورت ارائه می دهد: ۱) با استفاده از تنشهای تشعشعی حاصل از تعادل اثر موج؛ ۲) با استفاده از تنشهای تشعشعی حاصل از تعادل انرژی غلتشی.

بنابراین روابط NLSWE حل میشوند و درنتیجه ی آن، سرعتهای جریان (u^L, v^L) و تغییرات تراز آب (h) برای رابطه ی انتقال رسوب، که یک رابطه ی انتقال – انتشار⁴ است، فراهم میشوند. سرعتهای لاگرانژی جریان (u^L, v^L) (u^L, v^L) و تغییرات تراز آب (h)، پارامترهای ورودی روابط انتقال رسوب معلق هستند. انتقال رسوبی که به کمک روابط مذکور به دست آمده است (q_x, q_y) ، برای تعیین اثر شیب بستر اصلاح میشود. با استفاده از حجم ورودی و خروجی رسوب در هر سوب در هر ساوب در می انتقال رسوب معلق می انتقال رسوب معلق هستند. مربوب تراز آب (h)، پارامترهای ورودی روابط انتقال رسوب معلق هستند. و بنیرات تراز آب (h)، پارامترهای ورودی روابط انتقال رسوب معلق هستند. و تعیین اثر شیب بستر اصلاح میشود. با استفاده از حجم ورودی و خروجی به دروب در هر سلول، بستر ساحل به کمک یک رابطه ی تعادل جرمی به روزرسانی می شود. درنهایت مدل چک می کند که آیا بستر به شیب تر و را روی شیب بستر انجام می دهد تا به شرایط موردنیاز برسد. در مدل را روی شیب بستر انجام می دهد تا به شرایط موردنیاز برسد. در مدل می شود. این تابع براساس تعادل انرژی، که در مکان (x, x) و زمان (t) تغییر می شود. این تابع براساس تعادل انرژی، که در مکان (x, y) و زمان (t) تغییر می شود. این تابع براساس تعادل انرژی، که در مکان (x, y) و زمان (t) تغییر می کند، و تابعی از بسامد (ω) و زاویه ی انتشار موج ورودی (θ) است (η) .

$$\frac{\partial A}{\partial t} + \frac{\partial c_{gx}A}{\partial x} + \frac{\partial c_{gy}A}{\partial y} + \frac{\partial c_{\theta}A}{\partial \theta} = -\frac{D_w + D_f + D_v}{\sigma} \quad (1)$$

که در آن، اثر موج A به صورت رابطه ی ۲ محاسبه می شود:

$$A(x.y.t.\theta) = \frac{S_w(x.y.t.\theta)}{\sigma(x.y.t)}$$
^(Y)

که در آن، پارامتر θ نمایانگر برخورد نسبت به محور x په محور x چگالی انرژی موج در هرسلول ⁶، و σ بسامد ذاتی موج⁶ هستند. بسامد ذاتی موج (σ) و سرعت $D_f \cdot D_w$ و (c_g) از رابطهی استهلاک خطی⁷ بهدست میآیند. پارامترهای $D_f \cdot D_w$ و پوشش و D_v مؤلفههای استهلاک برای بهترتیب: موج، اصطکاک بستر، و پوشش \mathcal{D}_v و \mathcal{H} مولفههای استهلاک برای و سرعت انتشار موج در جهتهای x، y، و θ براساس رابطهی ۳ محاسبه میشوند.

$$c_{gx}(x, y, t, \theta) = c_g \cos(\theta)$$

$$c_{gy}(x, y, t, \theta) = c_g \sin(\theta)$$

$$c_{\theta}(x, y, t, \theta) = \frac{\sigma}{\sinh \tau kh} \left(\frac{\partial h}{\partial x} \sin \theta - \frac{\partial h}{\partial y} \cos \theta\right)$$
(7)

۵ bin

v Linear dispersion relation

۶ Intrinsic wave frequency

۱.۱.۲. رابطهی تعادل انرژی غلتشی

وقتی موج می شکند، انرژی موج به تدریج در غلتابه های سطحی ذخیره می شود. در جایی که موج شروع به شکستن می کند، به دلیل خیز آب و جریان های موازی ساحل، قوی ترین گرادیان های تنش تشعشعی انتظار می رود. در عمل، یک وقفه به دلیل ذخیره ی تدریجی انرژی شکست موج در غلتابه های سطحی وجود دارد. پراکندگی ناشی از شکست موج (*سل*)، یک گزاره ی استهلاکی در تعادل اثر موج کوتاه، و یک گزاره ی منبع در تعادل انرژی غلتشی است. تعادل انرژی غلتشی به صورت رابطه ی ۴ بیان می شود:

$$\frac{\partial E_r}{\partial t} + \frac{\partial E_r \cos \theta}{\partial x} + \frac{\partial E_r \sin \theta}{\partial y} = D_w - D_r \tag{(f)}$$

که در آن، D_w ، D_w ، D_w ، مطابق روابط ۵ الی ۸ محاسبه می شوند:

$$D_r = \frac{2g\beta_r E_r}{C} \tag{(a)}$$

$$D_{w} = \frac{1}{\epsilon} \alpha Q_{b} \rho g f_{rep} \left(H_{b}^{\tau} + H_{ms}^{\tau} \right)$$
(8)

$$Q_{b} = \exp\left[-\left(\frac{H_{b}^{\mathsf{Y}}}{H_{rms}^{\mathsf{Y}}}\right)\right] \tag{Y}$$

$$H_{b} = \frac{\cdot / \lambda \lambda}{k} \tanh\left[\frac{\gamma kh}{\cdot / \lambda \lambda}\right] \tag{A}$$

که در آنها، پارامتر D_w اتلاف حرکت موج تشکیلیافته به دلیل شکست و Dr اتلاف ناشی از غلتش، Er انرژی جنبشی غلتش در هر قفسهی جهتی، و Dسرعت فاز موج هستند.

۲.۱.۲. تنشهای تشعشعی

تنشهای تشعشعی ارتباط بین تعادل اثر موج کوتاه و روابط آب کمعمق را تشکیل میدهند. در مدل XBeach، تنشهای تشعشعی ابتدا از تعادل اثر موج و توسط تبدیل اثر موج (A) به چگالی انرژی در هر سلول با ضرب آن در بسامد ذاتی مطابق رابطهی ۹ بهدست میآید.

$$S_{w}(x.y.t.\theta) = A(x.y.t.\theta) * \sigma(x.y.t)$$
⁽⁹⁾

که در آن، پارامتر σ براساس رابطهی ۱۰ محاسبه میشود:

$$\sigma = \sqrt{gh \tanh(kh)} \tag{(1.)}$$

تنشهای تشعشعی که مستقیماً از انرژی تعادل اثر موج به دست میآیند، به صورت رابطهی۱۱ تعریف میشوند:

$$S_{xy,w}(x, y, t) = \int \sin \theta \cos \theta \frac{C_s}{C} S_w d\theta$$

$$S_{xx,w}(x, y, t) = \int \left(\frac{C_s}{C} (1 + \cos \theta^{\tau}) - \frac{1}{\tau}\right) S_w d\theta$$
(11)

انرژی غلتشی نیز یکی دیگر از عوامل تشکیل تنش های تشعشعی است. انرژی غلتشی (*E*_r)، ابتدا توسط مشتق جزئی (مطابق رابطهی ۱۲) به انرژی موج در هر سلول تبدیل می شود:

$$S_r(x.y.t.\theta) = \frac{\partial E_2(x.y.t)}{\partial \theta}$$
(17)

دوباره انرژی موج در سلولهای جهتی به تنشهای تشعشعی در جهتهای xy ،yx ،yy و xx مطابق روابط ۱۳ تقسیم میشود:

$$S_{xx,r}(x,y,t) = \int (\cos^{r} \theta) S_{r} d\theta$$

$$S_{xy,r}(x,y,t) = S_{yx,r}(x,y,t) = \int \sin \theta \cos \theta S_{r} d\theta \qquad (17)$$

$$S_{yy,r}(x,y,t) = \int (\sin^{r} \theta) S_{r} d\theta$$

تنشهای تشعشعی باعث شکل گیری نیروهای ناشی از موج می شوند. نیروهای ناشی از موج (F_x , F_y) عبارتهای محرکه روابط غیرخطی آب کم-عمق (NLSWE) هستند (روابط ۱۴ و ۱۵):

$$F_{x} = -\left(\frac{\partial S_{xx}}{\partial x} + \frac{\partial S_{xy}}{\partial y}\right) \tag{14}$$

$$F_{y} = -\left(\frac{\partial S_{yy}}{\partial x} + \frac{\partial S_{yx}}{\partial y}\right) \tag{10}$$

۴.۱.۲. روابط آب کمعمق

امواج با بسامد پایین، جریانهای میانی^۲ و سرعتهای مداری، در روابط آب کمعمق نمایان میشوند. برای درنظر گرفتن شار جرمی ناشی از امواج و جریان بازگشتی، معادلهی تعمیم یافته ی لاگرانژ میانگین (GLM³) در عمق متوسط استفاده شده است (روابط ۱۶)؛ که در آن، معادلات اندازهی حرکت و پیوستگی بر حسب سرعت لاگرانژ (^L) نوشته میشود (روابط ۱۷). سرعت لاگرانژ به صورت فاصلهی طیشده توسط ذرهی آب در یک دورهی تناوب موج، تقسیم بر دورهی تناوب موج تعریف میشود.

$$\frac{\partial u^{L}}{\partial t} + u^{L} \frac{\partial u^{L}}{\partial x} + v^{L} \frac{\partial u^{L}}{\partial y} - fv^{L} - v_{h} \left(\frac{\partial^{v} u^{L}}{\partial x^{v}} + \frac{\partial^{v} u^{L}}{\partial y^{v}}\right)$$

$$\frac{\tau_{sx}}{\rho h} - \frac{\tau_{bx}^{E}}{\rho h} - g \frac{\partial \eta}{\partial x} + \frac{F_{x}}{\rho h} - \frac{F_{v,x}}{\rho h}$$

$$\frac{\partial v^{L}}{\partial t} + u^{L} \frac{\partial v^{L}}{\partial x} + v^{L} \frac{\partial v^{L}}{\partial y} - fu^{L} - v_{h} \left(\frac{\partial^{v} v^{L}}{\partial x^{v}} + \frac{\partial^{v} v^{L}}{\partial y^{v}}\right) =$$

$$\frac{\tau_{sy}}{\rho h} - \frac{\tau_{by}^{E}}{\rho h} - g \frac{\partial \eta}{\partial y} + \frac{F_{x}}{\rho h} - \frac{F_{v,y}}{\rho h}$$

$$\frac{\partial \eta}{\partial t} + \frac{\partial hu^{L}}{\partial x} + \frac{\partial hv^{L}}{\partial y} = .$$
(19)

Wave-induced forces

^r Mean flows

^r Generalized Lagrangian Mean formulation

$$u^{L} = u^{E} + u^{s}$$
$$v^{L} = v^{E} + v^{s}$$
(1Y)

انحراف استوکس^۱ بهوسیلهی انرژی موج کوتاه (E_w) (E_w) و جهت (heta) از اثر موج با ارتفاع h در دو جهت مطابق رابطهی ۱۸محاسبه میشود:

$$u^{s} = \frac{E_{w} \cos \theta}{\rho hc}, v^{s} = \frac{E_{w} \sin \theta}{\rho hc}$$
(1A)

که در آن،
$${\cal T}_{sy}$$
 و ${\cal T}_{sy}$ تنشهای برشی بند، ${\cal T}_{bx}$ و ${\cal T}_{by}$ تنشهای برشی بستر، ${\cal T}_{sx}$ ق ${\cal T}_{sy}$ تنشهای ناشی ${\cal H}$ سطح آب، F_{x} و F_{y} تنشهای ناشی از موج، ${\cal H}_{v,x}$ و ${\cal F}_{x}$ تنشهای ناشی از پوشش گیاهی، ${\cal N}_{b}$ لزجت افقی، و f ضریب کوریولیس کمستند.

۵.۱.۲. انتقال رسوب: رابطهی انتقال – انتشار

وقتی تراکم رسوب عمق میانگین (C) بیشتر از تراکم تعادلی (Ceq) باشد، تهنشینی رسوب اتفاق میافتد و بالعکس. این موضوع با استفاده از عبارت سمت راست رابطهی انتقال- انتشار مطابق رابطهی ۱۹ بیان میشود:

$$\frac{\partial hc}{\partial t} + \frac{\partial hc(u^{E} - u^{a}\sin(\theta))}{\partial x} + \frac{\partial hC(v^{E} - u^{a}\cos(\theta))}{\partial y} + \frac{\partial}{\partial x} \left[D_{kUb}h\frac{\partial C}{\partial x} \right] + \frac{\partial}{\partial y} \left[D_{k}h\frac{\partial C}{\partial y} \right] = \frac{hC_{eq} - hC}{T_{s}}$$
(19)

که در آن، T_s زمان سازگاری است (مطابق رابطهی ۲۰)، که بیانگر زمان عکسالعمل رسوب است:

$$T_{s} = \max(f_{T_{s}} \frac{h}{w_{s}}, T_{s,\min})$$
(Y ·)

که در روابط ۱۹ و ۲۰، پارامتر D_h ضریب انتشار رسوب، h عمق آب در محل، W_s مرعت سقوط رسوب، u^E u^E مؤلفههای سرعت اویلری⁷، و g_s یک ضریب اصلاحی برای درنظر گرفتن این حقیقت است که w_s با اطلاعات عمق میانگین تعیین می شود.

به دلیل اینکه XBeach انرژی امواج کوتاه را در سراسر طول موجشان میانگین می گیرد، شکل موج در نظر گرفته نمی شود. با این حال، وقتی امواج به قسمت آب کم عمق می رسند، شکل و حرکت مداری آنها غیر خطی تر می-شود. آثار غیر خطی بودن (چولگی و عدم تقارن) در رابطهی انتقال – انتشار (رابطهی ۱۹) در نظر گرفته شده است. عدم تقارن و چولگی در رابطهی ۲۱ به شکل u^a نمایان می شود:

$$u^{a} = (f_{sk}S_{k} - f_{AS}A_{s})u_{ms} \tag{(1)}$$

که در آن، پارامتر S_k و A_s و A_s به ترتیب پارامترهای چولگی و عدم تقارن، و f_{sk} و f_{ac} و f_{ac} و f_{ac} نیز خوانده می- f_{sk} و f_{ac} فرایب واسنجی هستند (f_{sk} و f_{ac} در نظر گرفتن شکل موج وجود شوند). در مدل XBeach، دو انتخاب برای درنظر گرفتن شکل موج وجود

" Eulerian velocity

دارد: ۱) بهرهگیری از فرمول رویسینک^۴ و همکاران (۲۰۱۲)؛ و ۲) فرمول وان تیل دُوریز^۵ (۲۰۰۹).

فرمول رویسینک و همکاران (۲۰۱۲)، براساس یک سری اطلاعات شامل بیش از ۲۰۰۰۰ بررسی میدانی پدیدهی چولگی و عدم تقارن تحت امواج شکنا و ناشکنا تهیه شده است. چولگی و عدم تقارن از طریق روابط ۲۲ الی ۲۴ محاسبه می شوند:

$$B = p_{\gamma} + \frac{p_{\gamma} - p_{\gamma}}{\gamma + \exp{\frac{p_{\gamma} - \log U_r}{p_{\gamma}}}}$$
(77)

$$\psi = -\mathbf{i} \cdot + \mathbf{i} \cdot \tanh(\frac{p_{\Delta}}{U_r^{p_r}}) \tag{(TT)}$$

$$S_k = B\cos\psi$$
, $A_s = B\sin\psi$ (14)

که در آنها، پارامتر B تابع Boltzmann Sigmoid است، که توسط ضرایب p_s تا p_s بر روی دادههای میدانی برازش داده می شود. تابع فرایب p_s تا p_s بر روی دادههای میدانی برازش داده می شود. تابع و مجانبهای بالایی و Boltzmann Sigmoid به مورت S شکل است و مجانبهای بالایی و پایینی آن به ترتیب با p_s و p_s تعریف می شود. نقطه ی عطف تابع در بین دو عدد اخیر یعنی $Y / (p_s + p_s)$ قرار دارد و U عدد اورسل است.

بیشتر فرمولهای انتقال براساس فرض افقیبودن (تقریبی) بستر نوشته شده-اند. شیب بستر در نواحی نزدیک ساحل، در انتقال رسوبها تأثیر میگذارد، که به آن اثر شیب بستر میگویند. شیب بستر از راههای مختلفی در انتقال رسوب تأثیرگذار است:

از روابط ۲۵ برای درنظر گرفتن اثر شیب بستر در انتقال رسوب در XBeach استفاده می شود:

$$q_{x,slope} = q_x - \alpha h C \sqrt{(u^L)^r + (v^L)^r} \frac{\partial z_b}{\partial x}$$
$$q_{y,slope} = q_y - \alpha h C \sqrt{(u^L)^r + (v^L)^r} \frac{\partial z_b}{\partial x}$$
(rd)

رابطهی ۲۵ به صورت پیشفرض در مدل به کار برده می شود. روش دیگر، استفاده از فرمول Soulsby است، که برای مطالعهی بیشتر می توان به نوشتار

^r Coriolis

^{*} Ruessink

^a Van Thiel De Vries

روئِلوینک^۱ و همکاران (۲۰۱۵) مراجعه کرد. در مدل XBeach، برای به-روزرسانی بستر از یک رابطهی تعادل حجمی استفاده میشود؛ که در آن، ورودی و خروجی خالص رسوب در دو راستای *X* و *y* ، کاهش و یا افزایش سطح بستر را مطابق رابطهی ۲۶ تعیین میکند:

$$\frac{\partial z_{b}}{\partial t} + \frac{f_{mor}}{(1-p)} \left(\frac{\partial q_{x}}{\partial x} + \frac{\partial q_{y}}{\partial y} \right) = \cdot$$
 (19)

که در آن، P تخلخل، و q_x و q_y نرخ انتقال رسوب در دو جهت x و y هستند. f_{mor} ضریب شتاب مورفولوژیکی است؛ مدل مذکور دو روش برای شتابدادن به تغییرات مورفولوژیک دارد:

در مورد اول، تمام زمانهای ورودی تقسیم بر f_{mor} میشوند. این بدین معناست که هر حالت موج با ضریب $1/f_{mor}$ کم و در ازاء آن شتاب تغییرات f_{mor} برابر میشود. برای فعال کردن این گزینه باید $f_{mor} = 1$ " قرار داده شود، این روش برای شرایط حدی موج نیز مناسب است.

مورد دیگر "• = morfacopt" است؛ که در آن، بخش کوچکی از شرایط هیدرودینامیکی، به عنوان نمایندهی کل شرایط در نظر گرفته میشوند. در روش مذکور، فاصلهی گامهای زمانی تغییر نمیکند، اما شتاب تغییرات بستر ضرب در fmor میشود. این گزینه برای مواردی مناسب است که میتوان یک بازهی زمانی طولانی را با یک بازهی کوچکتر نشان داد؛ یعنی این گزینه برای دورههای زمانی شامل شرایط حدی موج مناسب نیست.

از دیگر پدیدههای قابل توجه در شبیهسازی فرایندهای مورفولوژیکی در سواحل، پدیدهی فروریزش بوده است. فروریزش زمانی اتفاق میافتد که شیب بستر از شیب بحرانی بیشتر شود؛ در این صورت، یک انتقال رسوب در راستای تغییر شیب به شیب بحرانی انجام می گیرد. معیار ۲۷، برای فروریزش در مدل XBeach استفاده می شود:

$$\left|\frac{\partial z_{b}}{\partial x}\right| > m_{cr} \tag{(YY)}$$

که در آن، m_{cr} شیب بحرانی بستر است. در مدل XBeach، بهصورت پیش-فرض شیب بحرانی خشک، ۱/۰ و شیب بحرانی تر، ۲/۳ در نظر گرفته می شود. همچنین، یک سرعت فروریزش بیشینه $(v_{av,max})$ برای جلوگیری از تغییرات ناگهانی سطح بستر در نظر گرفته شده است. روابط ۲۸، تغییرات سطح بستر را در هر گام زمانی و با درنظر گرفتن فروریزش نشان می دهند:

$$\begin{cases} \Delta z_{b} = \min\left(\left(\left|\frac{\partial z_{b}}{\partial x}\right| - m_{cr}\right)\Delta x, v_{av,\max}\Delta t\right), \frac{\partial z_{b}}{\partial x} > \cdot \\ \Delta z_{b} = \max\left(-\left(\left|\frac{\partial z_{b}}{\partial x}\right| - m_{cr}\right)\Delta x, v_{av,\max}\Delta t\right), \frac{\partial z_{b}}{\partial x} < \cdot \end{cases}$$
(7A)

بهعبارتی دیگر، بهطورخلاصه میتوان گفت جریان با استفاده از حل روابط مربوط به آبهای کمعمق محاسبه میشود. مدل XBeach امواج طولانی را دوباره حل میکند، در حالی که امواج کوتاه با استفاده از طیف انرژی امواج

[\] Roelvink

محاسبه می شوند. اتلاف انرژی امواج با استفاده از رابطه ی Roelvink بهدست می آید. مدل XBeach روابط مختلفی را برای انتقال رسوب حل می کند، که آنها به غلظت رسوبهای عمق متوسط C غلظت تعادل رسوبهای C_{eq} Soulsby-Van Rijn غلظت تعادل رسوبهای عمق متوسط Soulsby-Van Rijn استفاده از روش SVR (SVR) و یا با استفاده از روش (VRVT) بهدست می آید. [$^{\gamma\gamma}$]

در دهههای اخیر، قابلیتهای مهمی به نرمافزار اخیر افزوده شد که شامل درنظر گرفتن آثار چولگی و عدم تقارن جریان سه بعدی آب زیر دریا، یعنی رابطهی تحلیل موج بود، که این امکان را میداد تا پروفیلهای یک بعدی یا دو بعدی را شبیه سازی کرد. در این قسمت لازم است به ذکر دو قابلیت مهم مدل سازی مذکور پرداخته شود:

اولین قابلیت که فقط در مورد پروفیل قابل اجراست، روابط بستر را بهروز می کند، تا گرادیان انتقال در کنارهی ساحل نیز در نظر گرفته شود:

$$\frac{\partial S_s}{\partial y} = \phi S_s \tag{79}$$

که در آن، S_s نرخ انتقال کنارهی ساحل و ϕ ضریبی با بُعد یک بر طول است. بسته به علامت انتقال و ϕ ، فرمول اخیر فرسایش خالص را ارائه میدهد.

مورد دوم که "bermslope" نام دارد، این واقعیت را بیان میکند که XBeach" نام دارد، این واقعیت را بیان میکند که (روئلوینک^۲، (۲۰۱۹))^[۸].

XBeach مدلسازی انتقالرسوب در مدل.۲.۲

انتقال رسوب بهعنوان یکی از پدیده های مهم در مناطق ساحلی بهشمار می آید و در مدلسازی های پژوهش حاضر به آن توجه شده است. همان طور که قبلاً نیز بحث شده است، XBeach مدلی برای شبیه سازی مورفولوژیکی در ساحل و منطقهی نزدیک ساحل است. در این راستا، مدل XBeach انتقال رسوب را پس از هر مرحله اجرای مدل در مرکز هر سلول در شبکهی مدل محاسبه می کند. در شکل ۵، فلوچارت توالی محاسبات درون XBeach مشاهده می شود:



شکل ۵. فرایند شبیهسازی تغییرات مورفولوژی در مدل XBeach.^[7]

^r Roelvink



شکل ۶. شبیهسازی فرایندهای مورفولوژیکی در XBeach.



شکل ۲. رویکرد شبیهسازی هیدرودینامیک امواج در مدل XBeach.^[۱]

بنابراین با توجه به توضیحات ارائهشده، رویهی شبیهسازی فرآیندهای مورفودینامیک سواحل در مدل XBeach شامل ۴ بخش اصلی است، که فلوچارت آن و گامهای شبیهسازی فرآیندهای مورفولوژیکی ساحل براساس مدل XBeach در شکل ۶ مشاهده می شود.

مدل XBeach برای برپاسازی مدل و تعریف شرایط هیدرودینامیک سه ماژول: ۱) Sun-hydrostatic، ۲) Surfbeat، و ۳) Non-hydrostatic دارد. مدل XBeach، در ابتدا به عنوان یک مدل با میانگین موج کوتاه اما با تفکیک گروه موج توسعه داده شد، که امکان حل تغییرات موج کوتاه در مقیاس گروه موج و امواج بلند مرتبط با آنها را فراهم می کرد. با توجه به شکل ۷، عملکرد هر یک از سه ماژول XBeach در برپاسازی شرایط هیدرودینامیکی عبارت است از:

ماژول Stationary: در این شرایط معادلات حاکم براساس میانگین گیری امواج به صورت مؤثر حل می شود، اما از امواج فرو گرانشی کاملاً صرف نظر می شود.

ماژول (Surf Beat (SB: در این شرایط تغییرات موج کوتاه در مقیاس گروه موج (مجموعهی امواج کوتاه⁽⁾) و امواج بلند مرتبط با آنها حل می شود. ماژول (Non-Hydrostatic (NH؛ در این شرایط ترکیبی از معادلههای



^r Demirbilek





Reef profile geometry and gauge locations

شکل ۸. فلوم و مشخصات آزمایشگاهی دمیربیلک (۲۰۰۷).^[۴۴]

غیرخطی آب کمعمق با تصحیح فشار بهدرستی اعمال میشود و امکان مدلسازی انتشار و فروپاشی امواج منفرد را فراهم میکند.

در مطالعهی حاضر، یکی از اهداف اصلی ارزیابی عملکرد مدل XBeach در شبیهسازی فرایندهای مورفولوژیکی در سواحل درشتدانه براساس دو ماژول SB و NH بوده است.

۳.۲. مشخصات مدلهای آزمایشگاهی

۱.۳.<mark>۲</mark>. مدل آزمایشگاهی دمیربیلک^۲

در مطالعات انجامشدهی دمیربیلک و همکاران (۲۰۰۷)،^[^{۴۱}] آثار موج و باد در بالاروی امواج در ساحل و تغییرات تراز سطح آب به صورت آزمایشگاهی مطالعه و جزئیات طراحی آزمایش موج - باد و داده های به دست آمده برای ارزیابی عملکرد و مدل سازی امواج در سواحل و همچنین سیل جزایر شرح داده شده است. آزمایش اخیر در آگوست - سپتامبر سال ۲۰۰۶، مشتر کا توسط برنامه ی (SWIMS) و برنامه ی پژوهشی مطالعات سواحل (^{*}CIRP) انجام شده است. اهداف اصلی مطالعه ی مذکور، تعیین کمیت آثار باد در جریان موج در صخره های حاشیه یی جزیره ی گوام در اقیانوس آرام و به دست آوردن داده های آزمایشگاهی برای اعتبار سنجی مدل های عددی موج بوده است.

آزمایشها در فلومی به طول ۳۵ متر، عرض ۰/۷ متر، و ارتفاع ۱/۶ متر، که مجهز به دستگاه موجساز و همچنین سیستم تولید جریان هوا برای اعمال باد بر سطح آب بوده است، انجام شده است (مطابق شکل ۸). در پژوهش اخیر، بیش از ۸۰ مدل آزمایشگاهی در ۳ بخش اصلی تعریف و مطالعه شده است:

^r Surge and Wave Island Modeling Studies

^{*} Coastal Inlets Research Program

۱) آزمایشهای تحت شرایط اعمال موج به تنهایی^۱، ۲) آزمایشهای تحت شرایط اعمال باد به تنهایی^۲، ۳) آزمایشهای تحت شرایط بارگذاری توأماً موج- باد^۲ طبقهبندی شده است. در مدل آزمایشگاهی مذکور برای اعمال شرایط موج از امواج نامنظم با طیف (JONSWAP) با ارتفاع موج مشخص بین ۳ تا ۸/۵ سانتیمتر و دورهی تناوب پیک بین ۱ تا ۲/۵ ثانیه استفاده شده است. همچنین عمق آب معادل ۵۰ سانتیمتر بوده است، که البته با توجه به آزمایشهای مختلف بین ۵۰ تا ۵۵ سانتیمتر متغیر بوده است. مدت زمان انجام آزمایشها نیز ۱۵ دقیقه بوده است.

تجزیه و تحلیل نتایج نشان داد که اثر باد در فرآیند بالاروی بسیار مؤثر بوده است. همچنین نتایج نشان دادند که افزایش ارتفاع بالاروی در درجهی اول به دلیل خیزآب ناشی از باد در خط ساحلی و سپس اثر نوسان امواج بلند در بستر صخرههای مرجانی بوده است. دمیربیلک پیشنهاد داد که میتوان در سطوح مختلف آب، تأثیر پارامترهای مؤثر در بالاروی در صخرههای مرجانی را بررسی کرد. همچنین میتوان از دادههای آزمایشگاهی ارائهشده در گزارش ایشان برای مطالعات و اعتبارسنجی مدلهای عددی برای صخرههای مرجانی و برآورد بالاروی استفاده کرد.

۲.۳.۲ مدل آزمایشگاهی زاندن^۴ (۲۰۱۶)

در پژوهش زاندن، به سبب ارزیابی پدیده انتقال رسوب در سواحل در منطقه ی سواش (Surf zone, Swash zone)، آزمونهای آزمایشگاهی مختلفی تعریف و پیاده سازی شده است. آزمایش ها در یک فلوم به ابعاد ۱۰۰ متر طول، ۳ متر عرض، و ۴/۵ متر ارتفاع پیاده سازی شده است. در کلیه ی آزمایش ها، شرایط دریایی با موج منظم به ارتفاع ۸/۸ متر و دوره ی تناوب ۴ ثانیه در نظر گرفته شده است. در پژوهش اخیر، عمق آب معادل ۲/۵۵ متر بوده است.^[۴۶]

به سبب ارزیابی پدیده انتقال رسوب، خصوصیات ذرات رسوب تشکیل دهنده ی پروفیل طولی مدل اهمیت بسیاری داشته است. در شکل ۹، مشخصات هندسی مدل و پروفیل بستر در آزمایش های زاندن مشاهده می شود. بستر ایجاد شده تا طول ۶۷/۵ متر از مصالح با خصوصیت متحرک (فرسایش پذیر) و برای طول های بیش از ۶۷/۵ متر غیرقابل فرسایش بوده است.

(الف) نمای کلی فلوم شامل مقطع آزمایش افقی اولیه (خطچین) و پروفیل بستر مرجع (خطوط پررنگ)، خط ساحل ثابت (خط کمرنگ)، و محل قرارگیری موجسنجها (خطوط عمودی)؛ (ب) نمای نزدیک از مقطع آزمایش، شامل: فشارسنجهای متحرک (مربعهای سفید)، فشارسنجهای ثابت دیواری (مربعهای سیاه)، سرعتسنجهای (ADV) متحرک (ستارهها)، و پروفایلر سرعت و غلظت (ACVP) به صورت متسطیلهای خاکستری.

دادههای آزمایش در دو سری جمعآوری شده است، که یک سری مربوط به ناحیهی زوال موج و دیگری مربوط به ناحیهی سواش بوده است. هر دو مورد اخیر بر فرآیند هیدرودینامیک و انتقال رسوب تمرکز دارند. دادههای موجود در پژوهش حاضر با استفاده از دو ابزار جدید جمع آوری شده است: سرعتسنج متمرکز آکوستیک (ACVP) و سیستم اندازه گیری رسانایی غلظت به روزشده



شکل ۹. فلوم و مشخصات آزمایشگاهی زاندن (۲۰۱۶).^[۴۶]



(الف) شکست شیرجهیی امواج در فلوم؛ (ب) قاب متحرک حامل ابزارهای اندازهگیری؛(ج) نمای بستر ماسه یی به همراه ابزارهای ACCV و *CCM.

شکل ۱۰. تصویری از فلوم آزمایشگاهی، پروفیل بستر ماسه یی، و ابزارهای اندازهگیری زاندن (۲۰۱۶).^[۴۶]

(CCM). در شکل ۱۰، تصویری از کانال و ابزارهای اندازه گیری در آزمایشهای انجامشده مشاهده می شود.

با توجه به شکل ۱۱ و براساس نتایج حاصل از آزمایشها، موقعیت مناطق پراهمیت عبارت است از:

^{*} combined wind-wave conditions

^{*}Zanden

^{&#}x27; wave-only test conditions

^r wind-only test conditions



شکل ۱۱. شماتیک مدل آزمایشگاهی ماسلینک (۲۰۱۲). [۴۷]

Breaking point : $X = \Delta \Upsilon m$, Plunging point : $X = \Delta \Delta / \Delta m$, Splash point : $X = \Delta \Delta / \Delta m$, Shoaling Region : $X < \Delta \Upsilon m$, Breaking Region: $\Delta \Upsilon < X < \Delta \Delta / \Delta$, Surf zone: $X > \Delta \Delta / \Delta m$.

در پژوهش اخیر، هیدرودینامیک نزدیک بستر، شامل سرعتهای آشفتگی با استفاده از ابزار ACVP در ۱۲ موقعیت تحت امواج شکست بررسی شده است. در نواحی سواش، توسعه و ایجاد بیشتر مدلها براساس روابط موجود توصیه شده است. نتایج بهدستآمده در مطالعهی زاندن، میزان اهمیت اندرکنش سواش و امواج مشاهده می شود. میزان اندرکنش امواج و سواش را می توان براساس مدت زمان اتفاق افتادن سواش بررسی کرد.

۲.۳.۲ مدل آزمایشگاهی ماسلینگ^۱ (۲۰۱۲)

در پژوهش ماسلینک، آزمایشهای گسترده یی برای ارزیابی فرایندهای ساحلی و تأثیر آن در تغییرات سفرههای آب زیرزمینی و همچنین تغییرات مورفولوژی ساحل تحت شرایط جریان آب زیرزمینی پیادهسازی شده است. به این منظور، یک تپهی^۲ فرسایش پذیر بین دریا و تالاب^۳ مدلسازی فیزیکی شده و تحت شرایط مختلف امواج دریایی و جزر مد در یک طرف و سطح آب متغیر در انجام شده در یک فلوم به طول ۲۵۰ متر، عرض ۵ متر، و عمق ۷ متر انجام شده است. تپه در وسط فلوم و از تراز طولی ۶۵ متر شروع و به طول ۵۰ متر دریایی (موج و جزر و مد) حاکم بوده است. در طرف راست تپه، تالاب با عمق آب مشخص موجود بوده است. همچنین تراز آب زیرزمینی و جریان آب زیرزمینی در تپه برقرار بوده است.

در شکل ۱۱، نمایی بهصورت شماتیک از هندسهی مدل آزمایشگاهی و در شکل ۱۲، مشخصات فلوم آزمایشها ارائه شده است.

در پژوهش اخیر، مدلهای آزمایشگاهی متنوعی برای ارزیابی تأثیر شرایط مختلف دریایی و عمق آب در تالاب تعریف شده است. مدلسازی موج در آزمایشهای صورتگرفته براساس امواج نامنظم با طیف موج H مفت مده است. با ارتفاع مشخص $H_{\rm c}$ و دورهی تناوب پیک (T_p) در نظر گرفته شده است.



شکل ۱۲. فلوم آزمایشگاهی مدل ماسلینک (۲۰۱۲).^[۴۷]

جدول ۲. جزئیات مدل های آزمایشگاهی ماسلینک (۲۰۱۲).[^{۴۷]}

تالاب	تراز دریا (m)	(s) T _P	Hs	آزمون
۲/۵	۲/۵	۴/۵	• / A	BB۱
۲/۵	۲/۵	٣	• / A	В۲
۲/۵	۲/۵	۶	• / A	В٣
١	۲/۵	۴/۵	•/٨	С١
٣/۵	۲/۵	۴/۵	•/٨	С٢
۱/۵	۲/۵	٣	•/٨	С٣
٣/۵	۲/۵	٣	•/٨	C۴
۱/۵	۲/۵	۶	• / A	C۵
٣/۵	۲/۵	۶	•/٨	С۶
۲/۵	۱/۷۵-۳/۲۵	۴/۵	• / ٨	DD۱
۱/۵	۱/۷۵-۳/۲۵	۴/۵	• / A	D١
٣/۵	۱/۷۵-۳/۲۵	۴/۵	• / A	D۲

۲.۲. شرایط مرزی مدلسازی با مدل XBEACH

بهطورکلی در مدل XBEACH شرایط مرزی برای برپاسازی مدلهای عددی مشتمل بر سه بخش اصلی به این شرح بوده است: ۱. شرایط مرزی موج (Wave Boundary Conditions)

در مدل XBEACH، اولین شرط مرزی تعیین شرط مرزی امواج است، که به دو صورت:

[\] Masselink

^r barrier

[&]quot; Lagoon

۱) شرط مرزی طیفی موج (Special conditions)، و ۲) شرط مرزی غیرطیفی (Non-spectral conditions) تعیین می شود.

بهطورکلی، شرط مرزی امواج دریایی براساس شرایط مدلسازی و شرایط امواج دریایی حاکم بر مدل تعیین میشود. در پژوهش حاضر، سه مدل آزمایشگاهی با بهرهگیری از مدل XBEACH مدلسازی عددی شده است، که براساس شرایط مدل آزمایشگاهی شرط مرزی موج در مدل XBEACH تعریف شده است.

 مدلسازی عددی آزمایش دمیربیلک و همکاران (۲۰۰۷)، از امواج نامنظم با طیف (JONSWAP) با ارتفاع موج مشخص (*H_s*) بین ۳ تا ۸/۵ سانتیمتر و دورهی تناوب پیک (*T_p*) بین ۱ تا ۲/۵ ثانیه استفاده شده است. براین اساس، شرط مرزی از نوع موج طیفی با خصوصیات طیف موج جانسواپ (*T_p* و *H_s*) اعمال شده است.

 مدلسازی عددی آزمایش زاندن (۲۰۱۶)، به ارزیابی تغییرات مورفولوژیک بر بستر فرسایش پذیر تحت شرایط اعمال موج منظم با ارتفاع ۸۸۵۰ متر و دورهی تناوب ۴ ثانیه بر ساحل معطوف بوده است. در مدل زاندن، شرط مرزی از نوع موج غیرطیفی (موج منظم با ارتفاع و دورهی تناوب مشخص براساس مدل آزمایشگاهی) تعیین شده است.

 مدلسازی عددی آزمایش ماسلینک (۲۰۱۲)، از امواج نامنظم با طیف موج JONSWAP، که دارای ارتفاع مشخص H₈ و دورهی تناوب پیک T_P هستند (مطابق با مدل آزمایشگاهی) برپاسازی شده است. بر این اساس، شرایط مرزی موج برای این مدل از نوع موج طیفی با خصوصیات طیف موج جانسواپ(T_P و H₃) اعمال شده است.

۲. شرایط مرزی معادلات آب کمعمق

بخش دوم، شرایط مرزی مدل XBEACH در سه بخش اصلی است:

۱) شرایط مرزی دریایی (Offshore boundary): عمدتاً برای تعیین وضعیت محدودهی دریایی از نقطهنظر جذب/ بازتاب و شرایط حاکم بر امواج در مرزهای ناحیهی دریایی استفاده میشود.

۲) تغییرات جزرومدی (Tide and surge): برای تعیین مقادیر سطح آب در شرایط وجود مد دریایی و همچنین ثابت نگهداشتن عمق آب در مرزهای منطقهی دریایی استفاده می شود.

۳) کنترل ورود و خروج آب از طریق رودخانه یا ناحیهی تخلیهی آب به دریا (River and point discharge): برای تعیین و کنترل نقاط ورود تودهی آب به منطقهی دریایی استفاده می شود.

بهطورکلی شرط مرزی دریایی براساس شرایط مدلسازی و شرایط امواج دریایی حاکم بر مدل تعیین میشود. در پژوهش حاضر، سه مدل آزمایشگاهی با استفاده از مدل XBEACH مدلسازی عددی شده است، که براساس شرایط مدل آزمایشگاهی، شرط مرزی دریایی در مدل XBEACH برای هر سه آزمون آزمایشگاهی شرط مرزی غیرهیدرواستاتیک در مرز منطقهی دریایی سمت ساحل فعال بوده است، این شرط مرزی برای شبیهسازیهای غیرهیدرواستاتیکی لازم است.

همچنین شرط مرزی تغییرات جزر و مدی فقط در مدلسازی آزمایش ماسلینک (۲۰۱۲) برقرار بوده است، که سطح آب مشخص در تالاب (Lagoon) براساس تراز آب در تالاب فعال بوده است. از آنجایی که در هیچیک از آزمونهای آزمایشگاهی، ورود آب از رودخانه به دریا یا منطقهی تخلیه آب به دریا موجود نبوده است، شرط مرزی کنترل ورود و خروج آب در هر سه مدل آزمایشگاهی غیرفعال بوده است.

۳. شرایط مرزی انتقال رسوب

شرایط مرزی برای انتقال رسوب، شرط مرزی (Neumann Boundaries) در همهی بخشهای مدل بوده است. این شرط مرزی بیانگر این موضوع است که گرادیانهای مرزی در معادلهی فرارفت- انتشار (-advection که گرادیانهای بار بستر (diffusion equation در جهت انتقال رسوبها محاسبه میشود. با شرط مرزی مذکور، شرایط انتقال رسوبهای عمود بر ساحل و انتقال رسوبهای عرضی در مدل میسر بوده است.

۳. نتایج و بحث

۱.۳. مدلسازی عددی آزمایش دمیربیلک و همکاران (۲۰۰۷)

آزمایشهای دمیربیلک و همکاران (۲۰۰۷)، به ارزیابی آثار موج و باد بر بالاروی امواج در ساحل و تغییرات تراز سطح آب معطوف بوده است. بر این اساس، ۸۰ آزمون آزمایشگاهی تحت شرایط مختلف (اعمال موج، اعمال باد، و شرایط اعمال توأماً موج و باد) تعریف شده است. در مطالعات از امواج نامنظم با طیف (JONSWAP) با ارتفاع موج مشخص (Hs) بین ۳ تا ۸/۵ سانتیمتر و دوره تناوب پیک (Tp) بین ۱ تا ۲/۵ ثانیه استفاده شده است. در پژوهش حاضر، با هدف ارزیابی عملکرد مدل XBeach در شبیه سازی هیدرودینامیک سواحل بلاخص بالاروی امواج و تغییرات تراز سطح آب، مدل آزمایشگاهی سواحل الاخص بالاروی امواج و تغییرات تراز سطح آب، مدل آزمایشگاهی مصل از مدل سازی عددی با نتایج آزمایشها مقایسه و ارزیابی شده است. در مدل آزمایشگاهی، برای ثبت تغییرات تراز سطح آب از ۹ گیج^۹ اندازه گیر مدل آزمایشگاهی، برای ثبت تغییرات تراز سطح آب از ۹ گیج^۱ اندازه گیر استفاده شده است، که موقعیت آنها به صورت شماتیک در شکل ۱۲ و جدول ۳ ارائه شده است.

جدول ۳. موقعیت گیجهای اندازه گیری در آزمایش دمیربیلک (۲۰۰۷).

Z(m)	X(m)	شمارهی اندازهگیر (گیج)
•	-1/11	١
•	-•/9۲	٢
•	-•/∆٩	٣
۳۳/ ۰	۲/۷۵	۴
۰/٣٩	۳/۶۸	۵
۰/۴۵	4/22	۶
•/۵	۴/۸	Y
•/۵	۶/۹۷	٨
•/۵	۹/۱۴	٩

توصيف شرايط	WL (cm)	سرعت باد		موج	آزمون
		(m/s)	T _P (s)	H _S (cm)	
اثرباد	۵۳/۱	۴	—	-	مدل D۱
اثرموج	۵۰	—	۱/۵	۶/٨	مدل D۲
اثر توأماً موج – باد	۵۳/۱	۴/۸	۱/۲۵	۶	مدل D۳

جدول ۴. مشخصات آزمایشهای دمیربیلک (۲۰۰۷)، برای مدلسازی عددی.



شکل ۱۳. پلان و پروفیل بستر در مدل XBeach (دمیربیلک (۲۰۰۷))

در پژوهش حاضر، سه آزمایش مختلف از مطالعات دمیربیلک و همکاران (۲۰۰۷)، که دارای شرایط مختلف اعمال باد، اعمال موج، و اعمال توأماً موج

و باد بر ساحل بودهاند، در بستر XBeach مدلسازی عددی شدهاند. مشخصات و جزئیات هر یک از سه مدل آزمایشگاهی در جدول ۴ ارائه شده است.

براساس توضیحات ارائه شده، سه مدل عددی مطابق شرایط ذکر شده در جدول ۴، در مدل XBeach برپاسازی شده اند. در شکل ۱۳، نمایی از پلان و پروفیل بستر در مدل XBeach، که مطابق آزمایش های دمیربیلک (۲۰۰۷) برپاسازی شده اند، مشاهده می شود. به جهت کالیبراسیون مدل عددی، حساسیت سنجی نسبت به اندازه ی مش (گام مکانی) با سه اندازه ی مختلف: ۲/۵، ۵، و N-سانتی متر انجام و آزمایش سوم (مدل ۳D) در بستر مدل XBeach مدل سازی عددی شده است. نتایج به دست آمده، که بیانگر تغییرات سطح آب در موقعیت ۹ گیج (جدول ۳) بوده است، نسبت به نتایج حاصل از مدل آزمایشگاهی ارزیابی و مقایسه شده اند. نتایج حاصل از کالیبراسیون مدل عددی در جدول ۵ ارائه شده است.

در جدول ۵، نتایج حاصل از حساسیتسنجی عملکرد مدل عددی نسبت به اندازهی مشربندی ارائه شده است، براساس نتایج حاصل مشخص می شود که میزان خطای مدلسازی برای مشربندی با اندازهی ۱۰ سانتی متر معادل با ۸/۴۴ بوده است، که با کاهش اندازهی مش به ۵ سانتی متر، میانگین خطای مدل سازی ۲/۱۱ شده است. همچنین براساس نتایج مشخص می شود که با کاهش اندازهی مش از ۵ به ۲/۵ سانتی متر، میزان کاهش خطا، جزئی و کمتر از ۲/۶۵٪ بوده است. لذا، در پژوهش حاضر با توجه به نتایج به دست آمده، مدل سازی عددی با اندازهی مش ۵ سانتی متر پیاده سازی شده است.

نتایج حاصل از مدلسازی عددی سه مدل آزمایشگاهی (جدول ۴) در بستر

جدول ۵. کالیبراسیون مدل عددی آزمایش دمیربیلک (۲۰۰۷).

درصدخطای پارامتر $\stackrel{-}{\eta}$ (تراز سطح آب) نسبت به						
	مدل آزمایشگاهی مدل D۳					
اندازهی مش	اندازهی مش	اندازهی مش	x			
۶/۹۸	٣/٨٩	2/80	(گیج ۱) X=P			
Υ/λλ	٣/١٩	٣/١٨	(گیج ۲) X=P			
٨/۴٧	۵/۱۸	٣/٧٧	(گيج ۲) X=P			
۸/۴۶	4/10	۳/۰۵	(گيج ۴) X=P			
٨/٧٩	۴/۵۷	4/17	(گيج ۵) X=P			
٩/١١	۴/۰۸	٣/٧۵	(گيج P (گيج کا)			
٨/١٧	٣/١٢	۲/۶۸	(گیج X=P (۷)			
٩/١۵	۴/۷۸	۴/۰۸	(گیج A) X=P			
٨/٩۵	٣/٩٨	۳/۸۴	(گيج P (۹ گيج X=			
1/44	7.4/11	7.149	Mean Err. (%)			



شکل ۱۴. تغییرات تراز سطح آب در مدل D۱.

XBeach و با بهره گیری از دو ماژول SB و NH، بیانگر میزان تغییرات تراز سطح آب در موقعیت کارگذاری گیجهای اندازه گیری در آزمون آزمایشگاهی بوده است، که در شکلهای ۱۴ الی ۱۶ تغییرات تراز سطح آب براساس شبیهسازی با دو ماژول SB و NH در مدل XBeach به همراه نتایج حاصل از آزمونهای آزمایشگاهی برای سه مدل D1، D۲، و D۳ به ترتیب ارائه شدهاند.

در شکل ۱۴، نتایج حاصل از تغییرات تراز سطح آب در مدل D۱ ارائه شده است. براساس نتایج حاصل مشخص است که دو ماژول BB و NH دارای عملکرد نسبتاً مشابهی در شبیهسازی مدل D۱ نسبت به نتایج آزمون

مدل D۱ (اثر باد)			
ماژول	MSE	RMSE	Mean Err. (%)
XBeach- SB	•/۵•	• /Y)	١/٣٢
XBeach- NH	• /٣٢	•/۵۶	١/•٣



شکل ۱۵. تغییرات تراز سطح آب در مدل D۲.



شکل ۱۶. تغییرات تراز سطح آب در مدل D۳ .

آزمایشگاهی بودهاند. در جدول ۶، میزان خطای مدلسازی برای مدل D۱ نسبت به نتایج آزمون آزمایشگاهی ارائه شده است، براساس نتایج مشخص می شود که میزان میانگین خطای مدل XBeach براساس مدل سازی با هر دو ماژول حدوداً ۱٪ بوده است، که بیانگر دقت قابل قبول مدل عددی در شبیه سازی تغییرات تراز سطح آب در شرایط اعمال باد در ساحل است.

در شکل ۱۵ و جدول ۷، نتایج حاصل از ارزیابی عملکرد مدل XBeach در شبیه سازی مدل D۲ نسبت به آزمون آزمایشگاهی و براساس پارامتر تغییرات تراز سطح آب ارائه شده است. براساس نتایج حاصل مشخص است که تحت شرایط اعمال موج در ساحل، ماژول NH عملکرد بهتری نسبت به ماژول داشته است، به گونه یی که میزان میانگین خطای مدل سازی عددی با ماژول NH معادل با ۱/۳۵٪ و با ماژول SB معادل با ۴/۸۹٪ بوده است.

نتایج حاصل از شبیهسازی اعمال توأماً باد و موج بر ساحل (مدل D۳) در شکل ۱۶ مشاهده میشود. همچنین میزان خطای مدلسازی عددی براساس میانگین خطا و آزمونهای آماری MSE و RMSE در جدول ۸ ارائه شده است. براساس نتایج حاصل مشخص است که میزان خطای مدلسازی با ماژول

جدول ۷. ارزیابی عملکرد XBeach در شبیهسازی مدل D۲ .

		(مدل D۲ (اثر موج
Mean Err. (%)	RMSE	MSE	ماژول
۴/۸۹	۲/۵۱	۶/۳۱	XBeach- SB
١/٣۵	•/۶٩	•/۴٨	XBeach- NH

جدول ۸. ارزیابی عملکرد XBeach در شبیهسازی مدل D۳ .

مدل D۲ (ایر نوا	ما موج – باد)		
ماژول	MSE	RMSE	Mean Err. (%)
XBeach- SB	11/84	34/42	۶/۲۱
XBeach- NH	۲/۰۰	1/41	۲/۴۴



شکل ۱۷. منحنی دانهبندی ذرات رسوب در آزمایش زاندن (۲۰۱۶).

NH معادل با ۲/۴۴٪ و با ماژول SB معادل با ۶/۲۱٪ بوده است. به بیان دیگر، نتایج حاصل از مدلسازی با مدل XBeach نشان میدهد که ماژول NH عملکرد بهتری نسبت به ماژول SB در شبیهسازی شرایط اعمال توأماً باد و موج در مدلسازی میزان تغییرات تراز آب در سواحل داشته است.

۲.۳. مدلسازی عددی آزمایش زاندن (۲۰۱۶)

مدل آزمایشگاهی زاندن به ارزیابی تغییرات مورفولوژیک بر بستر فرسایش پذیر تحت شرایط اعمال موج منظم با ارتفاع ۸۸/۵ متر و دورهی تناوب ۴ ثانیه بر ساحل معطوف بوده است. مدت زمان انجام آزمایش ها معادل با ۹۰ دقیقه بوده است. برای ارزیابی پدیدهی انتقال رسوب و همچنین بررسی ذرات معلق رسوب در پژوهش حاضر، خصوصیات ذرات رسوب به شرح منحنی دانهبندی ارائهشده در شکل ۱۷ مدنظر بوده است.

براساس خصوصیات مشخصات ارائهشده از مدل آزمایشگاهی زاندن، مدل عددی در بستر NH و NH مدلسازی



شکل ۱۸. پلان و پروفیل بستر در مدل XBeach (زاندن، ۲۰۱۶).



شکل ۱۹. تغییرات پروفیل بستر در آزمایش زاندن (۲۰۱۶).

عددی شده است. در شکل ۱۸، نمایی از هندسهی فلوم و پروفیل بستر در مدل XBeach مشاهده میشود.

به جهت کالیبراسیون مدل عددی، حساسیتسنجی نسبت به اندازهی مش (گام مکانی) با سه اندازهی مختلف: ۵، ۱۰، و ۲۰ (cm) در بستر مدل XBeach انجام شده است. نتایج حاصل که بیانگر تغییرات سطح آب و تغییرات پروفیل بستر در موقعیت بستر فرسایش پذیر (تراز طولی ۵۰-X تا ۲۶۵) بوده است (مطابق شکل ۱۹)، نسبت به نتایج حاصل از مدل آزمایشگاهی ارزیابی و مقایسه شده است. نتایج حاصل از آزمایشهای زاندن بیانگر تغییرات تراز بستر رسوبها در محدودهی فرسایش پذیر، یعنی تراز طولی ۵۰ تا ۲۵ متر بوده است، که با بهره گیری از ابزار اندازه گیری ثبت و ارائه شده است.

نتایج حاصل از کالیبراسیون مدل عددی در جدول ۹ ارائه شده است؛ که مطابق آن، براساس نتایج حاصل از حساسیتسنجی مدل عددی نسبت به اندازهی مش بندی مشخص است که میزان خطای مدل سازی با اندازهی مش ۲۰ سانتی متر برای دو پارامتر تراز سطح آب و تغییرات پروفیل بستر به ترتیب معادل با ۱۴/۷۶٪ و ۲۰/۴۵٪ بوده است، که با کاهش اندازهی مش به ۱۰ سانتی متر، مقادیر خطای مدل سازی عددی به ۲۸/۶٪ برای تراز سطح آب و

جدول ۹. کالیبراسیون مدل عددی آزمایش زاندن (۲۰۱۶).

	ى (٪)	خطای مدل عدد
پروفیل بستر	سطح آب	سایز مش
1.8/10	%a/9a	(cm) ۵
Ζγ/۱۱	X9/TA	(cm) \·
	14/18	(cm) ۲۰



شکل ۲۰. نتایج حاصل از مدلسازی عددی آزمایش زاندن (۲۰۱۶).

جدول ۱۰. ارزیابی عملکرد XBeach در شبیهسازی آزمایش زاندن (۲۰۱۶).

Mean Err. (%)	RMSE	MSE	ماژول
۷/۱۶	•/•እ۶٩٩٩	•/••٧۵۶٩	XBeach- SB
189	•/•٢١١٠٧	•/••• 449	XBeach- NH

۲/۱۱٪ برای تغییرات پروفیل بستر کاهش یافته است. همچنین براساس نتایج حاصل مشخص می شود که با کاهش اندازهی مش از ۱۰ به ۵ سانتیمتر، مقادیر خطای مدلسازی عددی تغییرات جزئی (کمتر از ۱٪) داشته است. براین اساس در مطالعهی حاضر، برای مدلسازی عددی آزمایش زاندن از مش ۱۰ سانتی متر استفاده شده است.

با توجه به توضیحات ارائهشده، مدل عددی با بهره گیری از دو ماژول SB و NH برپاسازی و نتایج حاصل از مدلسازی که بیانگر تغییرات مورفولوژی ساحل براساس شرایط آزمایش بوده است، استخراج شده است. در شکل ۲۰، تغییرات پروفیل بستر براساس نتایج آزمایش زاندن (۲۰۱۶) و مدلسازی با دو ماژول SB و NH مشاهده می شود؛ که مطابق آن، تطابق بهتری بین تغییرات پروفیل بستر در مدلسازی انجام شده با ماژول NH نسبت به مدل آزمایشگاهی برقرار بوده است.

جهت ارزیابی کمّی نتایج حاصل از مدلسازی عددی در پژوهش حاضر، مقایسه یی با نتایج حاصل از آزمایش زاندن (۲۰۱۶) براساس آزمونهای آماری MSE و RMSE و میانگین خطای مدلسازی عددی برای پارامتر تغییرات پروفیل بستر مطابق جدول ۱۰ انجام شده است؛ که مطابق آن، مدلسازی در بستر مدل XBeach با استفاده از ماژول NH عملکرد بهتری نسبت به ماژول SB داشته است، به گونه یی که میانگین خطای مدلسازی عددی با ماژول NH معادل با ۱/۶۹٪ و با ماژول SB معادل با ۲/۱۶٪ بوده است.

پارامتر مدل	گزینهی انتخابی	توصيف پارامتر
gwflow	١	فعالسازی جریان آب زیرزمینی
gwscheme	turbulent	شرايط جريان آب زيرزميني: جريان آشفته
gwnonh	١	رویکرد مدلسازی آب زیرزمینی: غیرهیدرواستاتیکی
gwheadmodal	parabolic	سهموی:تابع شکل تغییرات پروفیل تراز آب:
Kx	۰/۱۵	هدایت هیدرولیکی خاک
morfac	١	محاسبهی تغییرات مورفولوژی بستر در هر گام زمانی
CFL	• /Y	شرط کورانت: با توجه به هندسهی مدل، سرعت بیشینهی موج و طول گام مکانی (مشربندی)
۵·D	11	متوسط دانهبندی ذرات بستر
٩٠D	١٧	مشخصهی دانهبندی بستر

جدول ۱۱. پارامترهای مدل عددی XBeach در راستای شبیه سازی مدل آزمایشگاهی ماسلینک.



۳.۳ . مدلسازی عددی آزمایش ماسلینک (۲۰۱۲)

با توجه به مدل آزمایشگاهی ماسلینک، مدلسازی عددی براساس شرایط و خصوصیات مدل آزمایشگاهی در بستر مدل Beach تعریف و پیادهسازی شده است. در مطالعه یحاضر، ۲ مدل آزمایشگاهی C و Δ (مطابق جدول ۲) که به بررسی و ارزیابی مورفولوژی بستر و تعیین سطح آب زیرزمینی بین دریا و تالاب پرداخته است، مدلسازی عددی شدهاند. مشخصات هندسی مدل عددی دقیقاً منطبق بر مدل آزمایشگاهی ماسلینک در مدل Beach تعریف شده است. در شکل ۲۱، نمایی از پلان و پروفیل طولی مدل عددی ارائه شده است. در مدل عددی، شرایط ایجاد امواج براساس مدل آزمایشگاهی تعریف شده است. لذا امواج نامنظم با طیف موج JONSWAP که دارای ارتفاع مشخص $_{z}H$ و دوره تناوب پیک T_{p} بودند (مطابق با مدل آزمایشگاهی) در نظر گرفته شدهاند. همچنین میزان عمق آب در دریا و تالاب جهت ارزیابی شرایط مختلف لحاظ شده است. پارامترهای اصلی در مدل عددی ارتفاع در جدول ۱۱ ارائه شده است.

با توجه به پارامترهای ارائهشده برای بهکارگیری مدل XBeach، که درراستای کالیبراسیون مدل تعریف شده است، هریک از آزمونهای C۵ و C۶ در بستر XBeach شبیهسازی و نتایج حاصل براساس عملکرد دو ماژول



شکل ۲۲. نتایج حاصل از مدلسازی آزمون C۵.



شکل ۲۳. نتایج حاصل از مدلسازی آزمون C۶.

SB, NH اخذ شده است. این تذکر لازم است که مدت زمان مدلسازی عددی براساس مدل آزمایشگاهی معادل با ۹۰ دقیقه (۵۴۰۰ ۵) بوده است.

در آزمونهای آزمایشگاهی و به تبع آن در مدلسازی عددی، میزان تغییرات مورفولوژی بستر به عنوان یکی از اصلیترین خروجیهای مدنظر ارزیابی شده است

نتایج حاصل از میزان تغییرات مورفولوژی در دو آزمون C۵ و C۶ به ترتیب در شکلهای ۲۲ و ۲۳ مشاهده می شود؛ که مطابق آنها، تغییرات پروفیل بستر براساس نتایج آزمون آزمایشگاهی و مدل سازی عددی با دو ماژول SB

جدول ۱۲. آزمونهای آماری و میانگین خطای مدلسازی_ آزمون C۵.

Mean Err. (%)	RMSE	MSE	ماژول
۱۸/۴۵	•/۲٧	•/•٧	XBeach- SB
11/74	•/\Y	•/•٣	XBeach- NH

جدول ۱۳. آزمونهای آماری و میانگین خطای مدلسازی_ آزمون C۶.

Mean Err. (%)	RMSE	MSE	ماژول
۱۹/۳۰	۰/٣٠	۰/۰۹	XBeach- SB
۱۱/۴۵	•/18	•/•٣	XBeach- NH

و NH در مدل XBeach به ترتیب برای آزمونهای C۵ و C۶ ارائه شده است.

همچنین به جهت ارزیابی کمّی و بررسی عملکرد مدلسازی عددی، نتایج حاصل از مقایسه ها بر پایهی آزمون های آماری MSE، MSE، و میانگین خطای مدلسازی عددی براساس دو ماژول SB و NH نسبت به آزمون های آزمایشگاهی C۵ و C۶ و ارزیابی میزان خطای مدلسازی عددی در جدول های ۱۲ و ۱۳ ارائه شده است.

با ارزیابی نتایج حاصل از مدلسازی دو آزمون ۵۵ و ۲۶ (مطابق جدولهای ۱۲ و ۱۳) مشخص می شود که میزان خطای مدلسازی با بهره گیری از مدل XBeach ماژول SB معادل با ۱۸/۴۵٪ برای آزمون ۵۵ و ۱۹/۳٪ برای آزمون ۲۶ بوده است، در حالی که میزان خطا با آستفاده از ماژول NH معادل با ۱۱/۷۳٪ و ۱۱/۴۵٪ به ترتیب برای آزمونهای ۵۵ و ۲۶ بوده است. براساس نتایج به دست آمده مشخص می شود که ماژول NH عملکرد بهتری در مدل سازی مدل آزمایشگاهی ماسلینک (۲۰۱۲) نسبت به ماژول SB داشته است، اگرچه میزان خطای مدل سازی با هر دو ماژول خطای بزرگ و قابل توجهی (بیشتر از ۱۰٪) بوده است، که علت این مورد را باید در شرایط مدل سازی، حضور تالاب، و وجود جریان آب زیرزمینی در مدل بررسی کرد.

جهت ارزیابی عملکرد مدل XBeach در پژوهش حاضر، علاو،بر بررسی تغییرات مورفولوژی بستر، سطح تراز آب زیرزمینی بحث و بررسی شده است. یکی از نقصهای مدل XBeach که به صراحت در راهنمای کاربری (راهنمای مدل XBeach) و مطالعات انجامشده توسط پژوهشگران مختلف،^{[۲۰-۱۵}] اشاره شده است،

خطای فازی در هنگام نفوذ/ تراوش آب به آبخوان بوده است. بر این اساس، میزان تغییرات تراز آب زیرزمینی در دو مدل C۵ و C۶ ارزیابی شده است.

در دو مدل C و C، همه مشخصات مدل سازی کاملاً یکسان بوده و فقط پارامتر عمق آب در تالاب متغیر بوده است، به گونه یی که در مدل C، عمق



شکل ۲۴. ارزیابی تغییرات سطح آب زیرزمینی_ آزمون C۵.



شکل ۲۵. ارزیابی تغییرات سطح آب زیرزمینی_ آزمون C۶.

جدول ۱۴ ارزیابی خطای مدلسازی براساس تراز آب زیرزمینی_ آزمون C۵.

		سطح آب زیرزمینی		
Mean Err. (%)	RMSE	MSE	آزمون C۵	
17/87	•/78۵	XBeach- SB	XBeach- SB	
۷/۴۶	•/ \ \•	XBeach- NH	XBeach- NH	

تالاب معادل با ۱/۵ متر بوده است، که نسبت به عمق آب دریا که معادل با ۲/۵ متر بوده است، سطح پایین تری داشته و در مدل C۶ عمق آب در تالاب ۳/۵ متر بوده است. در شکلهای ۲۴ و ۲۵، میزان تغییرات سطح آبخوان در دو مدل C۵ و C۶ مشاهده میشود؛ که مطابق آنها، گراف مشکی، بیانگر سطح آب زیرزمینی در مدل آزمایشگاهی ماسلینک، گراف آبی، نتایج حاصل از مدلسازی با ماژول SB، و گراف قرمز، بیانگر تراز آب زیرزمینی براساس مدلسازی با ماژول NH بوده است.

براساس نتایج حاصل از شبیه سازی آزمون C۵ (مطابق جدول ۱۴) مشخص می شود که میزان خطای مدل سازی (محاسبه ی تراز آب زیرزمینی) براساس مارول SB معادل با ۷/۴۶٪ بوده است.

جدول ۱۵. ارزیابی خطای مدلسازی براساس تراز آب زیرزمینی_آزمون C۶.

			سطح آب زیرزمینی
Mean Err. (%)	RMSE	MSE	آزمون C۶
۱ • /۲۸	•/٣۴٩	•/١٢٢	XBeach- SB
۶/۴۵	•/٣٣١	•/•۵٣	XBeach- NH

با توجه به نتایج حاصل از مدلسازی آزمون C۶ (جدول ۱۵) مشخص می شود که میزان خطای مدلسازی تراز آب زیرزمینی براساس ماژول SB معادل با ۱۰/۲۸٪ و براساس مدلسازی با ماژول NH معادل با ۶/۵۴٪ بوده است. با ارزیابی نتایج حاصل از مدلسازی دو آزمون C۵ و ۶C و بررسی تغییرات تراز آب زیرزمینی مشخص می شود که ماژول NH، دقت بالاتری در محاسبهی تراز آب زیرزمینی نسبت به ماژول SB داشته است. شبیه سازی فعل – انفعالات نیز بین آب دریا و آبخوان بوده است.

۴. جمعبندی

در پژوهش حاضر، به جهت ارزیابی عملکرد مدل XBeach در مدلسازی فرایندهای هیدرودینامیک و مورفودینامیک سواحل، مطالعات جامعی با استفاده از ۳ مدل آزمایشگاهی انجام شده است. در هر مدل عددی پس از کالیبراسیون و حساسیتسنجی آن، عملکرد XBeach براساس نتایج حاصل از مدلسازی با دو ماژول SB و NH نسبت به نتایج به دست آمده از آزمونهای آزمایشگاهی مقایسه و بررسی شده است.

با ارزیابی نتایج حاصل از مدلسازی عددی آزمایش دمیربیلک (۲۰۰۷)، مشخص شد که در شرایط اعمال باد بر ساحل، میزان تغییرات تراز سطح آب در شبیهسازی با هر دو ماژول NH، دقت قابلقبولی داشته است، به گونه یی که میانگین خطای مدلسازی با هردو ماژول حدوداً ۱٪ بوده است. همچنین نتایج حاصل نشان داد که در مدلسازی تحت شرایط اعمال موج و اعمال تواماً موج و باد، ماژول NH عملکرد بهتری نسبت به ماژول SB معادل با ۶۸/۹٪ است. در شرایط اعمال موج، خطای مدلسازی با ماژول SB معادل با ۴۸/۹٪ و با ماژول NH معادل با ۱/۳۵٪ بوده است. در شرایط اعمال تواماً موج و باد، میزان میانگین خطای مدلسازی نسبت به تغییرات تراز سطح آب با ماژول SB معادل با ۶/۱۲٪ و با ماژول NH معادل با ۲/۴٪ بوده است.

نتایج حاصل از مدلسازی عددی آزمایش زاندن (۲۰۱۶) نشان داد که ماژول NH مدل XBeach، عملکرد بهتری نسبت به ماژول SB در مدلسازی تغییرات پروفیل بستر فرسایش پذیر داشته است، به گونه یی که میزان میانگین خطای مدلسازی با ماژول SB معادل با ۷/۱۶٪ و با ماژول NH معادل با ۱/۶۹٪ بوده است. همچنین نتایج حاصل از مدلسازی آزمایش زاندن با ماژول

NH نشان داد که مدل XBeach، توانایی بالایی در مدلسازی فرآیندهای مورفولوژیک ساحل داشته است.

مدل سوم آزمایشگاهی نیز که با بهرهگیری از XBeach مدلسازی عددی شده است، آزمایش ماسلینک (۲۰۱۲) بوده است؛ که به سبب شرایط خاص مدلسازی (وجود تالاب در پشت ساحل، جریان آب زیرزمینی، تغییرات تراز سطح آبخوان)، اهمیت ویژه یی در ارزیابی عملکرد مدل XBeach داشته است. در پژوهش حاضر دو مدل آزمایشگاهی (C۵ و C۶)، که شرایط خاص مدل سازی داشته اند، با استفاده از دو ماژول NH و SB در بستر XBeach $\rm NH$ مدلسازی عددی شدهاند. نتایج نشان داد که در هر دو مدل، ماژول عملکرد بهتری نسبت به ماژول SB در شبیهسازی تغییرات پروفیل بستر داشته است؛ به گونهیی که میزان خطای مدلسازی با استفاده از ماژول SB معادل با ۱۸/۴۵٪ برای آزمون C۵ و ۱۹/۳۰٪ برای آزمون C۶ در بستر NH بوده است، در حالی که میزان خطا با بهرهگیری از ماژول XBeach معادل با ۱۱/۷۳٪ و ۲۱/۴۵٪ به ترتیب برای آزمون های C۵ و C۶ بوده است. براساس نتایج حاصل مشخص می شود که ماژول NH عملکرد بهتری در مدلسازی مدل آزمایشگاهی ماسلینک (۲۰۱۲)، نسبت به ماژول SB داشته است، اگرچه میزان خطای مدلسازی با هر دو ماژول خطای بزرگ و قابل توجهی (بیشتر از ۱۰٪) بوده است. همچنین در پژوهش حاضر سطح تراز آب زیرزمینی در دو مدل C۵ و C۶ ارزیابی شده و میزان خطای مدلسازی (محاسبهی تراز آب زیرزمینی) در مدل C۵ براساس ماژول SB معادل با ۱۲/۳۲ و براساس ماژول NH معادل با ۷/۴۶ بوده است، همچنین میزان خطای مدلسازی تراز آب زیرزمینی در مدل C۶ براساس ماژول SB معادل با ۱۰/۲۸٪ و براساس مدلسازی با ماژول NH معادل با ۶/۵۴٪ بوده است.

از اصلی ترین نتایج حاصل در پژوهش حاضر، تأیید نقص مدل XBeach (خطای فازی در هنگام نفوذ/ تراوش آب به آبخوان) در شبیه سازی فعل-انفعالات بین آب دریا و آبخوان بوده است (با توجه به نتایج حاصل از مدل سازی آزمایش ماسلینک (۲۰۱۲)).

با ارزیابی نتایج حاصل از پژوهش حاضر مشخص شده است که مدل کد باز XBeach عملکرد قابلقبولی در مدلسازی فرایندهای هیدرودینامیک و مورفودینامیک در ناحیهی سواش سواحل داشته است، همچنین شبیهسازی با ماژول NH نسبت به ماژول SB، عملکرد بهتری با توجه به تئوری محاسبات در تجزیه و تحلیل امواج بلند و کوتاه داشته است. علاوهبر این مشخص شد که نقص موجود در مدل XBeach (خطای فازی در هنگام نفوذ/ تراوش آب به آبخوان) منجر به گسترش خطای مدل سازی عددی در محاسبهی تغییرات پروفیل بستر و تراز سطح آبخوان شده است، این مهم به عنوان یکی از زمینههای پژوهشی در راستای توسعهی مدل و رفع خطای فازی برای مطالعات آتی پیشنهاد میشود.

منابع -Refernces

- 1. Elsayed Abdelaal, S.M., 2017. Breaching of Coastal Barriers under Extreme Storm Surges and Implications for Groundwater Contamination. https://doi.org/10.13140/RG.2.1.4199.0644.
- Masselink, G. and Russell, P., 2006. Flow velocities, sediment transport and morphological change in the swash zone of two contrasting beaches. *Marine Geology*, 227(3-4), pp.227-240. https://doi.org/10.1016/j.margeo.2005.11.005
- 3. Elsayed, S.M. and Oumeraci, H., 2015. Breaching of coastal barriers under extreme storm surges and implications for groundwater contamination: Improvement and Extension of the XBeach Model to Account for New Physical Processes (*No. 1073*). *Internal Report.*
- Shin, S. and Cox, D., 2006. Laboratory observations of inner surf and swash-zone hydrodynamics on a steep slope. *Continental Shelf Research*, 26(5), pp.561-573.

https://doi.org/10.1016/j.csr.2005.10.005

 Brocchini, M., & Baldock, T. E. (2008). Recent advances in modeling swash zone dynamics: Influence of surf-swash interaction on nearshore hydrodynamics and morphodynamics. *Reviews of Geophysics*, 46(3).

https://doi.org/10.1029/2006RG000215

- Chardón-Maldonado, P., Pintado-Patiño, J.C. and Puleo, J.A., 2016. Advances in swash-zone research: Small-scale hydrodynamic and sediment transport processes. *Coastal Engineering*, *115*, pp.8-25. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2015.10.008
- Larson, M., Kubota, S. and Erikson, L., 2004. Swashzone sediment transport and foreshore evolution: field experiments and mathematical modeling. *Marine geology*, 212(1-4), pp.61-79. https://doi.org/10.1016/j.margeo.2004.08.004
- 8. Puleo, J.A., Krafft, D., Pintado-Patiño, J.C. and Bruder, B., 2017. Video-derived near bed and sheet flow sediment particle velocities in dam-breakdriven swash. *Coastal Engineering*, *126*, pp.27-36.
- Puleo, J.A., Cristaudo, D., Torres-Freyermuth, A., Masselink, G. and Shi, F., 2020. The role of alongshore flows on inner surf and swash zone hydrodynamics on a dissipative beach. *Continental Shelf Research*, 201, p.104134... https://doi.org/10.1016/j.csr.2020.104134
- Puleo, J.A., Lanckriet, T.K. and Blenkinsopp, C., 2014. Bed level fluctuations in the inner surf and swash zone of a dissipative beach. *Marine geology*, 349, pp.99-112.

https://doi.org/10.1016/j.margeo.2014.01.006

11. van der Zanden, J., Alsina, J.M., Cáceres, I., Buijsrogge, R.H. and Ribberink, J.S., 2015. Bed level motions and sheet flow processes in the swash zone: Observations with a new conductivity-based concentration measuring technique (CCM+). *Coastal Engineering*, *105*, pp.47-65.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2015.08.009

- Heiss, J.W., Ullman, W.J. and Michael, H.A., 2014. Swash zone moisture dynamics and unsaturated infiltration in two sandy beach aquifers. *Estuarine*, *Coastal and Shelf Science*, 143, pp.20-31. https://doi.org/10.1016/j.ecss.2014.03.015
- 13. Hughes, M.G. and Moseley, A.S., 2007. Hydrokinematic regions within the swash zone. *Continental Shelf Research*, 27(15), pp.2000-2013. https://doi.org/ 10.1016/j.csr.2007.04.005
- 14. Hughes, M.G. and Moseley, A.S., 2007. Hydrokinematic regions within the swash zone. *Continental Shelf Research*, 27(15), pp.2000-2013. https://doi.org/ 10.1016/j.csr.2007.04.005
- 15. Hoecker-Martínez, M.S. and Smyth, W.D., 2012. Trapping of gyrotactic organisms in an unstable shear layer. *Continental Shelf Research, 36*, pp.8-18. https://doi.org/10.1016/j.csr.2012.01.003
- Alsina, J.M., Cáceres, I., Brocchini, M. and Baldock, T.E., 2012. An experimental study on sediment transport and bed evolution under different swash zone morphological conditions. *Coastal Engineering*, 68, pp.31-43.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2012.04.008

- Chen, B.T., Kikkert, G.A., Pokrajac, D. and Dai, H.J., 2016. Experimental study of bore-driven swash– swash interactions on an impermeable rough slope. *Coastal Engineering*, 108, pp.10-24. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2015.10.010
- Alsina, J.M., Padilla, E.M. and Cáceres, I., 2016. Sediment transport and beach profile evolution induced by bi-chromatic wave groups with different group periods. *Coastal Engineering*, 114, pp.325-340.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2016.04.020

 Shi, F., Kirby, J.T., Harris, J.C., Geiman, J.D. and Grilli, S.T., 2012. A high-order adaptive timestepping TVD solver for Boussinesq modeling of breaking waves and coastal inundation. Ocean Modelling, 43, pp.36-51.

https://doi.org/10.1016/j.ocemod.2011.12.004

 Zijlema, M., Stelling, G. and Smit, P., 2011. SWASH: An operational public domain code for simulating wave fields and rapidly varied flows in coastal waters. *Coastal Engineering*, 58(10), pp.992-1012.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2011.05.015

 Rafati, Y., Hsu, T.J., Elgar, S., Raubenheimer, B., Quataert, E. and van Dongeren, A., 2021. Modeling the hydrodynamics and morphodynamics of sandbar migration events. *Coastal Engineering*, 166, p.103885. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2021.103885

 Lesser, G.R., Roelvink, J.V., van Kester, J.T.M. and Stelling, G.S., 2004. Development and validation of a three-dimensional morphological model. *Coastal engineering*, 51(8-9), pp.883-915. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2004.07.014

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2004.07.014

23. Warner, J.C., Armstrong, B., He, R. and Zambon, J.B., 2010. Development of a coupled ocean-atmosphere-wave-sediment transport (COAWST) modeling system. *Ocean modelling*, 35(3), pp.230-244.

https://doi.org/10.1016/j.ocemod.2010.07.010

 Roelvink, D., Reniers, A., Van Dongeren, A.P., De Vries, J.V.T., McCall, R. and Lescinski, J., 2009. Modelling storm impacts on beaches, dunes and barrier islands. *Coastal engineering*, 56(11-12), pp.1133-1152.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2009.08.006

25. Roelvink, D., McCall, R., Mehvar, S., Nederhoff, K. and Dastgheib, A., 2018. Improving predictions of swash dynamics in XBeach: The role of groupiness and incident-band runup. *Coastal Engineering, 134*, pp.103-123.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2017.07.004.

- Ruessink, B.G., Kleinhans, M.G. and Van den Beukel, P.G.L., 1998. Observations of swash under highly dissipative conditions. *Journal of Geophysical Research: Oceans, 103*(C2), pp.3111-3118. https://doi.org/10.1029/97JC02791
- Stockdon, H.F., Thompson, D.M., Plant, N.G. and Long, J.W., 2014. Evaluation of wave runup predictions from numerical and parametric models. *Coastal Engineering*, 92, pp.1-11.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2014.06.004

 Palmsten, M.L. and Splinter, K.D., 2016. Observations and simulations of wave runup during a laboratory dune erosion experiment. *Coastal Engineering*, 115, pp.58-66.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2016.01.007

 Cohn, N. and Ruggiero, P., 2016. The influence of seasonal to interannual nearshore profile variability on extreme water levels: Modeling wave runup on dissipative beaches. *Coastal Engineering*, 115, pp.79-92.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2016.01.006

 Lerma, A.N., Pedreros, R., Robinet, A. and Sénéchal, N., 2017. Simulating wave setup and runup during storm conditions on a complex barred beach. *Coastal Engineering*, *123*, pp.29-41.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2017.01.011

 McCall, R.T., Masselink, G., Poate, T.G., Roelvink, J.A., Almeida, L.P., Davidson, M. and Russell, P.E., 2014. Modelling storm hydrodynamics on gravel beaches with XBeach-G. Coastal Engineering, 91, pp.231-250.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2014.06.007

- Poate, T.G., McCall, R.T. and Masselink, G., 2016. A new parameterisation for runup on gravel beaches. *Coastal Engineering*, *117*, pp.176-190. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2016.08.003
- 33. Roelvink, D., McCall, R., Mehvar, S., Nederhoff, K. and Dastgheib, A., 2018. Improving predictions of swash dynamics in XBeach: The role of groupiness and incident-band runup. *Coastal Engineering*, 134, pp.103-123.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2017.07.004

34. Pearson, S.G., Storlazzi, C.D., Van Dongeren, A.R., Tissier, M.F.S. and Reniers, A.J.H.M., 2017. A Bayesian-based system to assess wave-driven flooding hazards on coral reef-lined coasts. *Journal* of Geophysical Research: Oceans, 122(12), pp.10099-

10117.https://doi.org/10.1002/2017JC013204

35. Lashley, C.H., Roelvink, D., van Dongeren, A., Buckley, M.L. and Lowe, R.J., 2018. Nonhydrostatic and surfbeat model predictions of extreme wave runup in fringing reef environments. *Coastal Engineering*, *137*, pp.11-27.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2018.03.007

- 36. Klaver, S., Nederhoff, C.M., Giardino, A., Tissier, M.F.S., Van Dongeren, A.R. and Van Der Spek, A.J.F., 2019. Impact of coral reef mining pits on nearshore hydrodynamics and wave runup during extreme wave events. *Journal of Geophysical Research: Oceans, 124*(4), pp.2824-2841. https://doi.org/10.1029/2018JC014165
- 37. Ruffini, G., Briganti, R., Alsina, J.M., Brocchini, M., Dodd, N. and McCall, R., 2020. Numerical modeling of flow and bed evolution of bichromatic wave groups an intermediate on beach using nonhydrostatic XBeach. Journal of Waterway, Port, Coastal, and Ocean Engineering, 146(1), p.04019034. https://doi.org/10.1061/(ASCE)WW.1943-

5460.0000530

- 38. De Beer, A.F., McCall, R.T., Long, J.W., Tissier, M.F.S. and Reniers, A.J.H.M., 2021. Simulating wave runup on an intermediate–reflective beach using a wave-resolving and a wave-averaged version of XBeach. *Coastal Engineering*, 163, p.103788. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2020.103788
- Ions, K., Karunarathna, H., Reeve, D.E. and Pender, D., 2021. Gravel barrier beach morphodynamic response to extreme conditions. *Journal of Marine*

Science and Engineering, *9*(2), p.135. https://doi.org/10.3390/jmse9020135

40. Chen, W., Van Der Werf, J.J. and Hulscher, S.J.M.H., 2023. A review of practical models of sand transport in the swash zone. *Earth-Science Reviews*, 238, p.104355.

https://doi.org/10.1016/j.earscirev.2023.104355

- Larson, M. and Kraus, N.C., 1989. SBEACH: numerical model for simulating storm-induced beach change. Report 1, Emperical foundation and model development.
- Lesser, G.R., Roelvink, J.V., van Kester, J.T.M. and Stelling, G.S., 2004. Development and validation of a three-dimensional morphological model. *Coastal engineering*, 51(8-9), pp.883-915. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2004.07.014
- 43. Ruessink, B.G., Kuriyama, Y., Reniers, A.J.H.M., Roelvink, J.A. and Walstra, D.J.R., 2007. Modeling cross-shore sandbar behavior on the timescale of weeks. *Journal of Geophysical Research: Earth Surface, 112*(F3).

https://doi.org/10.1029/2006JF000730

- Kobayashi, N., 2009. Documentation of cross-shore numerical model CSHORE 2009. Res. Rep. No. CACR-09, 6.
- 45. Berard, N.A., Mulligan, R.P., da Silva, A.M.F. and Dibajnia, M., 2017. Evaluation of XBeach performance for the erosion of a laboratory sand dune. *Coastal Engineering*, 125, pp.70-80. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2017.04.002
- Demirbilek, Z., Nwogu, O.G. and Ward, D.L., 2007. Laboratory study of wind effect on runup over fringing reefs, Report 1: data report. https://doi.org/10.1061/(ASCE)0733-950X(1983) 109:4(380)

- van der Zanden, J., 2016. Sand transport processes in the surf and swash zones. https://doi.org/10.3990/1.9789036542456
- Masselink, G. and Turner, I.L., 2012. Large-scale laboratory investigation into the effect of varying back-barrier lagoon water levels on gravel beach morphology and swash zone sediment transport. *Coastal Engineering*, 63, pp.23-38. https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2011.12.007
- 49. Roelvink, D., Reniers, A.J.H.M., Van Dongeren, A.P., Van Thiel de Vries, J., Lescinski, J. and McCall, R., 2010. XBeach model description and manual. *Unesco-IHE Institute for Water Education*, *Deltares and Delft University of Techhology. Report June*, 21, p.2010.
- McCall, R.T., Masselink, G., Poate, T.G., Roelvink, J.A., Almeida, L.P., Davidson, M. and Russell, P.E., 2014. Modelling storm hydrodynamics on gravel beaches with XBeach-G. *Coastal Engineering*, *91*, pp.231-250.

https://doi.org/10.1016/j.coastaleng.2014.06.007

- 51. Pinault, J., Morichon, D., Delpey, M. and Roeber, V., 2022. Field observations and numerical modeling of swash motions at an engineered embayed beach under moderate to energetic conditions. *Estuarine, Coastal and Shelf Science,* 279, p.108143. https://doi.org/10.1016/j.ecss.2022.108143
- 52. Clément, J.B., Sous, D., Bouchette, F., Golay, F. and Ersoy, M., 2023. A Richards' equation-based model for wave-resolving simulation of variably-saturated beach groundwater flow dynamics. *Journal of Hydrology*, *619*, p.129344. https://doi.org/10.1016/j.jhydrol.2023.129344