

کاربرد داده‌های LIDAR در تعیین توپوگرافی سطح و بستر آب و ارائه روشی جهت حذف نویز از آن

شیما توری

مهندس حمید عنایتی

دانشجوی فتوگرامتری دانشکده فنی نقشه برداری سازمان جغرافیابی

از جمله آنها می‌توان به مواردی چون قابلیت تهیه نقشه در مکان‌های خط‌نراک و صعب العبور یا غیرقابل دسترس که امکان استقرار در زمان‌های طولانی در آنها مکان‌پذیر نیست، مانند پوشش‌های یخی، توانایی انجام عملیات نقشه برداری با سرعت بالا و صرفه جویی بیشتر در هزینه‌ها، قابلیت بررسی هم زمان عمق دریا، ساحل مجاور و مهندسی ساختار سواحل در بالا و زیرخط آب، قابلیت انجام سریع ارزیابی‌های تغییر فصل و خسارت‌های ناشی از طوفان^[۶] اشاره کرد.

۲- تاریخچه

مفهوم ALB یا همان عمق‌یابی با استفاده از لیزر اسکنرها در اواسط دهه ۱۹۶۰ بعد از تلاش‌های بسیار پا به عرصه ظهور نهاد که کاربردهای اویله آن در پیدا کردن زیر دریابی‌ها بود.^[۱۰] در اوایل دهه ۱۹۷۰ آزمایش تعدادی از اولین نسلهای سیستم‌های لیدار توسط نیروی دریایی ایالات متحده آمریکا و سازمان هوافضای ایالات متحده آمریکا (NASA) در کانادا و در استرالیا با موفقیت انجام شد. پس از آن می‌توان به آزمایش موفقیت‌آمیز AOL در سال ۱۹۷۷ اشاره کرد که در نتیجه همکاری NOAA^(۲)، NASA^(۳) و چند سرمایه‌گذار دیگر بود. در اواخر ۱۹۸۰ اولین سیستم ALH^(۴) دنیا یعنی LARSEN-500 در کانادا ساخته و آزمایش سیستم WRELADA II در استرالیا کامل شد.^[۳]

در سال ۱۹۹۰ شاهد ظهور سیستمهای LADS در استرالیا، SHOALS در ایالات متحده آمریکا و HAWK EYE در سوئیس بودیم. در اواخر دهه ۹۰ SHOALS از قابلیت K-GPS استفاده کرد^[۴] و در نتیجه امکان انجام عملیات بدون همراهی داده‌های جزر و مد فراهم شد. در سال ۲۰۰۱ عمق‌یاب لیزری هوابرد LARSEN پس از ۱۶ سال فعالیت از عرصه خارج شد.

در سال ۲۰۰۴ سیستم SHOALS تا ۲۰۰۰ پالس در ثانیه ارتقا پیدا کرد.

چکیده

استفاده از لیزر اسکنرهای هوایی جهت تعیین توپوگرافی بستر آب، چندی است که در دنیا مطرح شده و جنبه‌ی کاربردی به خود گرفته است. عمق‌یابی بالیزر اسکنرهای روشنی است دقیق‌تر، مقرن به صرفه تراز سایر روش‌های عمق‌یابی، که مبنای آن اندازه‌گیری دقیق زمان‌رفت و برگشت دونور ارسالی به سطح و بستر آب می‌باشد. از این روش کاربرد سخت افزار و نرم افزاری مناسب که در آن‌ها منبع خطاهای مهم تشخیص داده شده و به حداقل می‌زان رسانده شود در نتیجه پرواز بسیار مؤثر است. این مقاله به معرفی انواع لیزر اسکنرهای عمق‌یابی می‌پردازد. همچنین علاوه بر بیان عوامل یک‌آنهای و شرح چگونگی عملیات عمق‌یابی می‌پردازد. همچنین نیز جهت تصحیح داده‌ها طبیعی بروز خطأ و علل نویز در داده‌های عملیات، الگوریتمی نیز جهت تصحیح داده‌ها و روشی جهت حذف نویز را ارائه می‌کند.

واژگان کلیدی: لیدار (LIDAR)، لیزر اسکنر، SST، عمق‌یابی.

۱- مقدمه

تغییرات در زمین ما، به عنوان جزئی از جهان هستی که دائم در حال تغییر است، از مسائل مهم قرن می‌باشد. همچنانکه می‌دانیم، میزان گرم شدن زمین ارتباط مستقیمی با دما و میزان آبهای اقیانوسها دارد. تحقیقات نشان می‌دهد که سطح آبهای آزاد از سال ۱۹۹۲ حدود ۳/۳ میلیمتر در سال افزوده شده که نیمی از آن به دلیل تغییرات درجه حرارت جهانی می‌باشد.^[۷] اطلاع از تغییرات سطح آبهای اقیانوسها، کمک زیادی به مدیریت تغییرات آب و هوایی جهانی می‌نماید.

عمق‌یابی به کمک لیزر اسکنرهای تکنیکی است که به دلیل کارایی بالا و با توجه به درخواست‌های روزافزون مشتریان قابلیت‌های آن اشکال جدیدتری پیدا کرده است.

از این رو ALB^(۱) فرستاده‌ها، توانایی‌ها و محصولات منحصر به فردی را برای نقشه برداری در آبهای کم عمق و در مرزهای آبی فراهم می‌کند که

۲۰ سانتی متر در هر پیکسل نمایش می‌دهد. ارتفاع پرواز CHARTS حدود ۴۰۰ متر و سرعت آن ۱۵۰ KNOT است.

EAARL

این سیستم تحقیقات پیشرفته ناسا، یک لیزراسکنر هوایی است که از پالسهای: نورآبی و سبز با قدرت 5000 pps و مادون قرمز استفاده می‌کند و بیشتر برای ارزیابی شدت طوفان و خدمات وارد بر سواحل استفاده می‌شود. علت تفکیک این سیستم از سایرین پالسهای نور آن است که طول موج کوتاه‌تر دارند و این نکته موجب افزایش دقت در عمق‌بایی می‌شود! EAARL دارای گیرنده با میدان دید باریک و ارتفاع پرواز ۳۰۰ متر است.

HAWK EYE II

این سیستم از 4000 pps برای عمق‌بایی آب و 64000 pps برای ارتفاع سنجی توپوگرافی استفاده می‌کند. ارتفاع پرواز آن $450\text{--}200$ متر با بهنای باند نصف ارتفاع و سرعت آن ۲۵۰ KNOT طراحی شده است.

۴- روش کار

یک تکنیک برای اندازه‌گیری عمق‌های نسبتاً کم آبهای ساحلی از هوا، با استفاده از پرتو لیزر است و از آنجایی که در ابتدا در نمودارهای دریایی کاربرد داشت به عنوان هیدروگرافی هوایی نیز شهرت دارد. در این روش اساس کار ما بر مبنای اندازه‌گیری دقیق زمان رفت و برگشت نور و تعیین فاصله هواییما تا سطح و بستر آب می‌باشد. آب دریا و آبهای ساحلی، برخلاف آب خالص، خواص نوری مشابهی دارند.

آب دریا در مقایسه با آب خالص به علت وجود نمکها، گیاهان دریایی و ذرات آن مقدار کمی از نورهای سبز و آبی طیف‌های مختلف را جذب می‌کند. مقدار زیادی از نورهای سبز و آبی عمیقاً در آب نفوذ کرده و از عمق آب منعکس می‌شوند. نور قرمز و اشعه مادون قرمز نفوذ خیلی کمی دارند و تقریباً تمام آنها در سطح آب انعکاس می‌یابند. اساس کار لیزراسکنرهای عمق‌باب معمولاً با دو موج مادون قرمز نزدیک (1064 nm) و نور سبز (532 nm) است [۱]، که با اندازه‌گیری زمان رفت و برگشت مادون قرمز و نور سبز، فاصله هواییما تا سطح و تا بستر آب، جداگانه محاسبه می‌شود. از اختلاف این دو، ارتفاع سطح آب بدست می‌آید.

نکته مورد توجه در عملیات، موقعیت هواییما، موقعیت لیزراسکنر نسبت به هواییما و موقعیت نقطه‌ی مورد اندازه‌گیری نسبت به لیزراسکنر است. موقعیت هواییما توسط GPS مشخص می‌شود، در نتیجه موقعیت نقطه مورد بررسی که به زاویه نادری پالس ارسالی و ارتفاع هواییما از سطح آب بستگی دارد، محاسبه می‌شود.

بیشترین عمق قابل اندازه‌گیری بستگی به سخت افزار، نرم افزار، پارامترهای لجستیک و شرایط محیطی منطقه دارد. [۷] این عمق کمتر از عمق ماکزیمم - بیشترین عمقی که پالسهای ضعیف و دارای نویز قابل

سال ۲۰۰۶ ناوگان دریایی سلطنتی استرالیا نسل بعدی USACE به نام CZMIL را توسط Optech International به همراهی دانشگاه می‌سیسیپی جایگزین LADS کرد. [۴]

۲- انواع لیزر اسکنرها

عمق‌بایی به کمک لیزر اسکنرها رشته‌ای جوان است که هنرهای مهندسی را در زمینه‌های لیزر، عدسیها، الکتروپاتیک و الکترونیک به نمایش گذاشت. در میان سیستمهایی که در دنیا به طور فعال مورد استفاده قرار گرفته‌اند نام 6 سیستم زیر به چشم می‌خورد. این سیستم‌ها با وجود تفاوت هایی در طراحی تکنیکی و نوری، همگی از دقتی بالا برخوردارند. [۴]

LADS

سیستم LADS از لیزر 168 pps استفاده می‌کند که فضایی در وسعت 240×10 متر را شامل می‌شود. این سیستم قادر به پرواز در ارتفاع 500 متر و با سرعت 75 متر بر ثانیه است که می‌تواند در هر ساعت 50 کیلومتر مربع را پوشش دهد. این سیستم از نور سبز و مادون قرمز استفاده می‌کند. مدل اسکن آن مستطیلی است. زاویه نادیر آن حداقل 15° است.

LADS MARK II

این دستگاه علاوه بر سیستم مادون قرمز و نور سبز دارای یک سیستم لیزر و یک کامپیوتر حاوی تکنولوژی ناوپری است. ماکزیمم عمق قابل اندازه‌گیری آن 70 متر می‌باشد که از جمله عملیات قابل توجه آن در 6 ماهه اول سال 2002 می‌توان به عمق یابی 35 متری در آبهای داغ خلیج فارس و 50 متری در آبهای یخ زده نروژ اشاره کرد. [۴]

SHOALS-1000

دارای یک لیزر عمق‌باب 1000 pps ، یک دوربین دیجیتالی DT-4000 و یک لیزر توپوگرافی 9000 pps است. ارتفاع پرواز آن $400\text{--}300$ متر، الگوی اسکن آن دایره‌ای و زاویه پالس آن 20° نادری است. استراتژی SHOALS در ریاضی سطح آب آن را به یکی از دقیق ترین سیستمها تبدیل کرده است. SHOALS از چهار پالس مجزا برای اندازه‌گیری سطح و عمق استفاده می‌کند: دو نور سبز، یک مادون قرمز و یک نور قرمز.

CHARTS

به طور تکنیکی SHOALS-3000 است که شامل یک لیزر اسکنر شبیه ساز بسیار حساس CASI-1500 می‌باشد. SHOALS-3000 دارای SHOALS-4000 DT-4000 است. CASI-1500 دارای مادون قرمز نزدیک است که طراحی آن بسیار حساس و هماهنگ با سیستم CHARTS صورت گرفته است. نیز کامپیوتری است که در هر ثانیه 1 تصویر را با رزو لوشن

● باران: به دلیل بازتابش اشعه لیزر توسط قطرات باران عملیات حتی الامکان در موقع بارانی انجام نمی‌پذیرد.

● مه: سیستم‌هایی که تنها از مادون قرمز با نورسبز استفاده می‌کنند توسط مه بازتاب یافته و خط‌دار اندازه‌گیری سطح آب را درپی دارند. البته مه صحیح‌گاهی بر فراز آبهای آرام یک استثنای قابل توجه است!

● ابرهای کم ارتفاع (گرم‌سیری): یکی دیگری از منابع خطا هستند که این مشکل با کاهش ارتفاع بطرف می‌شود.

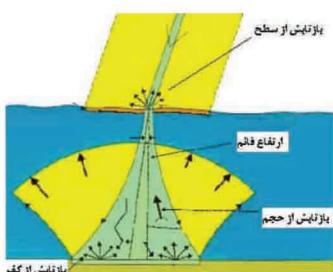
● بادهای شدید: این بادها باعث صدمه به هواییما مخصوصاً حین پرواز مجاور سخره‌های ساحلی می‌شوند. همچنین باعث ایجاد امواج عظیم می‌شوند که خود از عوامل خطا می‌باشند.

● موج‌های شدید: وجود امواج با ارتفاع زیاد اولاً باعث تغییراتی در سطح واقعی آب و متعاقباً بروز خطا در سنجش عمق می‌شوند. ثانیاً افسانه‌ای از قطرات آب ناشی از آها نیز مانند مه از دقت سیستم می‌کاهد. شبیه‌سازی این امواج نیز باعث انكسار و تغییر جهت پالس لیزر می‌شود و مهمترین اثر آنها جابجایی رسوبات تنه‌شین در کف دریا است که کاهش وضوح آب، کاهش نفوذ پالس و خط‌دار مکانیابی بستر آب را درپی دارد.

● تاللو خورشید: تابش قوی در موقعی باعث کور شدن گیرنده لیزراسکنر می‌شود و اجتناب از انجام عملیات در نزدیک ظهر ضروری است. برای مثال LADS عملیات خود را هنگام غروب انجام می‌دهد.^[۹]

● خطوط جزرو مدل: داده‌های ما در برخی از محدوده‌های جزر و مد به علت تجمع زیاد کف، دارای خطا است.

همچنین وضوح آب و توپوگرافی بستر آب نیز از دلایل مؤثر در افزایش خطای اتفاقی‌اند. ذکر این نکته ضروری است که در آبهای کدر عمق یابی میسر نیست! در صورت کیف بودن آب منطقه، عملیات می‌بایست در چند روز مختلف (که آب صاف‌تر است) و در مراحل مختلف جزر و مد انجام بپذیرد.^[۴]



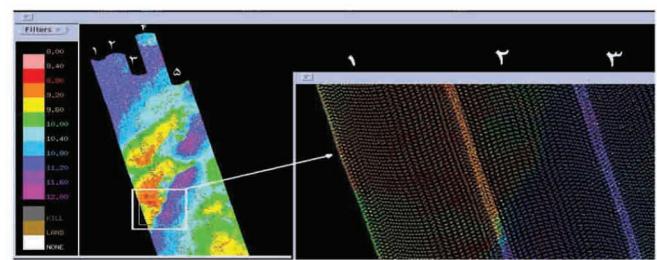
نگاره ۲: نمایش بازتاب از سطح، حجم و کف آب

۶- فیلترینگ داده‌ها

داده‌های لیزراسکنر هوایی اغلب با نویزهای فراوان اخذ می‌شوند و حذف نویز از آنها یکی از ابتدایی‌ترین پردازش‌های مورد نیاز جهت آماده سازی داده‌ها برای استفاده می‌باشد.

نویز موجود در داده‌های ما به دو گروه تقسیم می‌شود. نوع اول به شکل نویز زمینه و خطای تدریجی است که توسط تکنیک یک بعدی پرسه کردن

تشخیص است- می‌باشد. تیرگی آب، آب و هوای ساختار کف دریا و... در تعیین عمق دخالت دارند، به طوری که در شرایط عادی در آبهای صاف اقیانوس حداقل عمق قابل اندازه‌گیری ۴۰-۵۰ متر، آبهای نزدیک ساحل ۲۰-۴۰ متر و آبهای تیره داخلی کمتر از ۲۰ متر می‌باشد.^[۱]



نگاره ۱: ابر نقاط برداشت شده در ۵ رن پرواز را نشان می‌دهد.^[۳]

۵- خطاهای و عوامل آنها

اندازه‌گیری عمق، برمبایی محاسبه دقیق زمان رفت و برگشت پالس ارسالی، زمانی قابل انجام است که داده‌های دریافتی عاری از نویز باشد. فیلترینگ داده‌های خام لیزراسکنر برای شناسایی و حذف نقاط اشتباه صورت می‌گیرد. در این عملیات بازگشت نور سبز برحسب فاصله به زمان توسط گیرنده هوایی ثبت می‌شود.

پالس ارسالی به سه جزء مهم بازتاب از سطح، بازتاب از کف و بازتاب از حجم یا میانه آب تفکیک می‌شود (نگاره ۲) بازگشت از حجم آب در نتیجه‌ی انعکاس پالس‌ها پس از برخورد به ذرات معلق موجود در حجم آب است. مقدار داده‌های بدست آمده از انعکاس سطحی به نسبت شدت باد و امواج آب تغییر می‌کنند اما مقدار داده‌های بدست آمده از حجم آب به علت واپسگرد آنها به وضوح آب معمولاً ثابت است.^[۳]

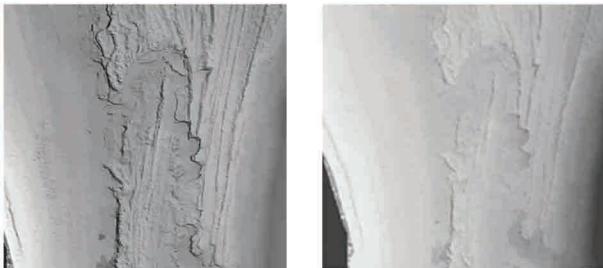
ممدوحاً سیستمهایی که تنها از نور سبز استفاده می‌کنند برای عملیات ما نامناسب‌اند زیرا اگر انرژی نور بازگشته از سطح آب ضعیف‌تر از انرژی نور بازگشته از حجم باشد صفحه‌ای از حجم آب اشتباهی به عنوان سطح آب ثبت می‌شود^[۳] که موجب بروز خطای در محاسبه زمان و متعاقباً عمق خواهد شد. از این رو فیلتر کردن داده‌ها و حذف نویز از مهمترین قسمت‌های عملیات خواهد بود.

در روش ALB مکریم مقدار ارتفاع ۱۰۰۰ متر است.

در سطح دریاهای ارتفاع عموماً از ۳۰۰ متر بالاتر نمی‌رود، چراکه در غیر این صورت پالسهای منعکس شده (به دلیل انکسار) در هوا پراکنده شده و داده‌های کمتری توسط گیرنده و سیستم ثبت می‌شوند. در یک پرواز که توسط علائم لیزر پوشش داده می‌شود، در ارتفاع ۳۰۰ متر، میزان انکسار حدود ۲.۳ mm یا 7.7 ppm می‌باشد.^[۷] حرارت، فشار هوا و بخار آب موجود در هوا، سه عامل مؤثر در انکسار نور هستند. عوامل محیطی متعدد دیگری نیز در عملیات عمق یابی می‌باشند که از این‌ها می‌توان به تأثیر گذارند و در موقعی ایجاد خطای می‌کنند. باران، مه، ابرهای نزدیک زمین، بادهای شدید و خطوط جزر و مد از جمله‌ی این عوامل‌اند.^[۴]

و بقیه عبور داده می شوند.

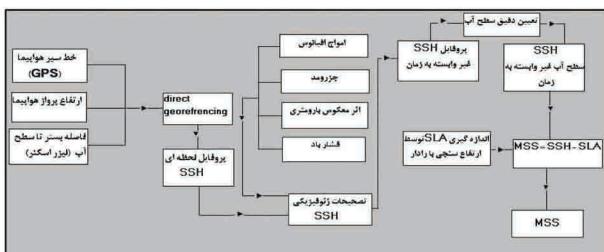
در این روش دو نوع فیلتر و جود دارد. ابتدا فیلترهای lowpass فرکانس‌های بالا را متوقف می‌کنند، نویزهای ریز را کاهش می‌دهند و تصاویر را هموارسازی و جنرالیزه می‌کنند، سپس فیلترهای highpass هستند که فرکانس‌های بالا را عبور می‌دهند و بر جزئیات و لبه‌ها تأکید دارند.^[۱۲ و ۱۳]



نگاره ۵: فیلترینگ lowpass (تصویر راست) و highpass (تصویر چپ)، تصویر سمت همواره سازی شده و تنها شمایی از بستر آب را نمایان می‌کند، سپس تصویر سمت چپ با دقیقی بالاتر بر جزئیات بستر آب و لبه‌ها تأکید می‌کند.^[۱۲]

۷- تصحیحات

آب دریا به علت سیال بودن، بسته به شرایط محیطی، نجومی و زمان، به راحتی تغییر ارتفاع می‌دهد. از این رو اعمال تصحیحات لازم و تعیین ارتفاع واقعی آب همواره یک چالش بزرگ تلقی می‌شود که در ادامه به بررسی تصحیح آن می‌بردازیم.



نگاره ۶: فلوچارت الگوریتم پیشنهاد شده جهت تصحیح سطح آب

۸- آنالوگی سطح آب

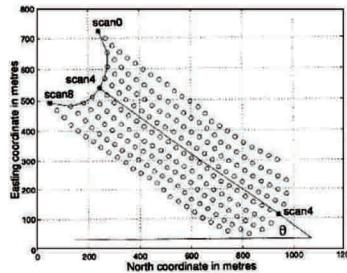
آنالوگی سطح آب (SLA) اختلاف بین ارتفاع آب غیر وابسته به زمان و میانگین سطح آب (MSS) است.

$$SLA = SSH_c - MSS \quad (1)$$

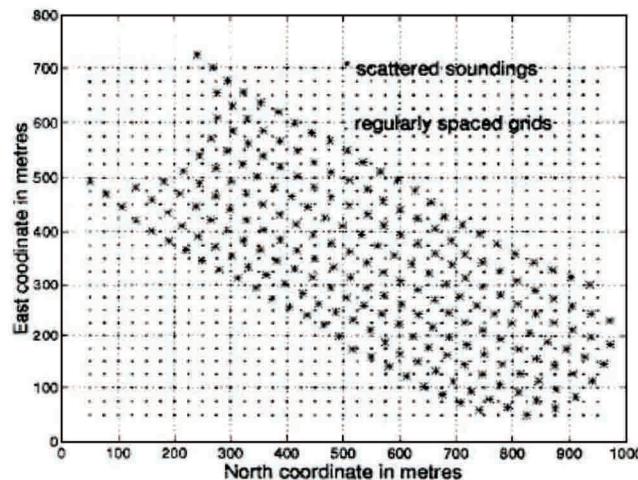
ارتفاع لحظه‌ای آب (SSH_t) وابسته به زمان و تحت تأثیر عوامل ژئوفیزیکی است. چهار عامل: امواج، جزء و مدهای عظیم، فشار اتمسفر (یا اثر معکوس بارومتری) و فشار باد عوامل مؤثر در ارتفاع لحظه‌ای آب هستند که با اعمال تصحیحات آنها، می‌توان به ارتفاع آب غیر وابسته به زمان (SSH_c) رسید.

سیگنالها برطرف می‌شود. نوع دوم نویز، نویز ذاتی است که دو بعدی است و عموماً به دلیل موقعیت جغرافیایی قرار گرفتن سیستم لیزری، حالت دریا در زمان نقشه برداری و خطاهای موجود در سیستم لیدار می‌باشد. برای مثال مکان تجمع ماهی‌ها، گیاهان دریایی شناور و یا ذرات معلق در آب باعث انعکاس‌های اشتباه و موقع نویز در داده‌ها می‌شوند.^[۲ و ۳] این نوع نویز توسط تکنیک دو بعدی پروسه سیگنالها بدین شکل حذف می‌شود که ابتدا اطلاعات وارد شده به سیستم را به اجزای کوچکتری تقسیم نموده (segmentation)، سپس به روش انترپولاسیون، نقاط با فواصل منظم را استخراج می‌نماییم.

کاهش فضای بین نقاط اندازه‌گیری و تصحیح پارامترهای پرواز مثل ارتفاع هوایپیما، افزایش تعداد پالسهای و پروازهای متوالی در منطقه بر صحت داده‌های ما تأثیرگذار است.^[۲]



نگاره ۷: نقاط ثبت شده پراکنده^[۲]



نگاره ۸: بخش بندی ابرنقاط (segmentation) و تعلق هر نقطه به یک بخش^[۲]

روش رایج دیگر فیلترینگ، آنالیز فوری است که توسط آن تصاویر به مؤلفه‌های جدا با فرکانس‌های مختلف تفکیک می‌شوند. در این آنالیز به کمک اطلاعات حاوی فرکانس‌های بالا، ساختارهای غیرعادی دقیقاً مشخص می‌شوند و توسط الگوریتمهای آن، فرکانس‌های غیر عادی متوقف

بودن تأثیرات (کمتر از 1 cm)، لحاظ نمی‌شوند. [۷]

(۲) تصحیح امواج + تصحیح فشار اتمسفر + تصحیح جزر و مدار
 $SSH_{\text{I}} = SSH_{\text{c}}$ تصحیح فشار باد)

۴-۷) تصحیح فشار اتمسفر

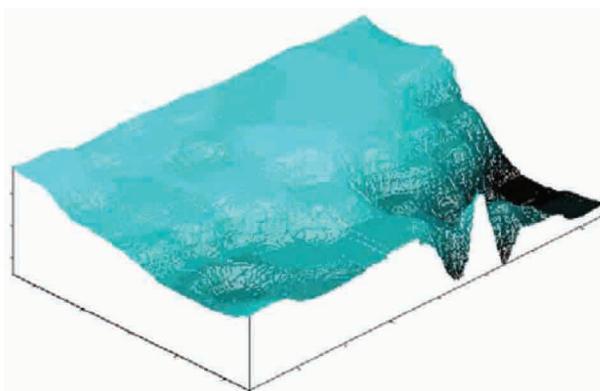
ارتفاع سطح آب با افزایش یا کاهش اتمسفر تغییر می‌کند، که به آن اثر معکوس بارومتری می‌گویند. واکنش سطح آب به فشار اتمسفر وابسته به فاصله و زمان است و در نواحی مختلف جغرافیایی تغییر می‌کند. p_{g} چگالی آب دریا و حدوداً 980.7 cm/s^2 , 1.025 g/cm^3 $p_{\text{g}} = 980.7 \text{ cm/s}^2$, $p_{\text{ref}} = 1013 \text{ hPa}$ فشار اتمسفر در سطح دریا و p_{ref} میانگین متوسط فشار اتمسفر در زمانهای مختلف بر حسب hPa می‌باشد. [۷]

$$IB = (1/pg)(p - p_{\text{ref}}) = -0.9948(p - p_{\text{ref}}) \quad (6)$$

فاکتور 0.9948- بیانگر این است که اگر فشار اتمسفر در محلی 1 hPa افزایش پیدا کند، سطح آب حدود 1 cm کاهش می‌یابد.

۵-۷) تصحیح اثرباد

برای این منظور تأثیر باد در طی ۱۰ روز محاسبه می‌شود، سپس مقدار تصحیح اعمالی تعیین می‌شود.



نگاره ۷- مدل سه بعدی بستر آب پس از فیلترینگ و تصحیحات [۱۴]

۸- موارد استفاده

به دلیل سرعت بالا، دقت و مقرون به صرفه بودن، روز به روز بر کاربردهای ALB جهت تعیین تغییرات عوارض هیدرولوگرافی افزوده می‌شود که در ادامه به برخی از این کاربردها اشاره شده است.

تهیه نقشه‌های خطوط ساحلی، جزایر مرجانی، محل تجمع و مسکن طبیعی ماهی‌ها، مخازن نفتی، توپوگرافی بستر دریا، پوشش گیاهی بستر اقیانوسها، رسویات کف آب، مدیریت نواحی ساحلی و... عمق یابی کانالهای ناوی فدرال، مناطق بزرگ آبی دور از ساحل و بندرها، پروژه‌های حفاظت از سواحل از قبیل اسکله‌ها، موج شکن، جزایر مرجانی، خطوط ساحلی، لایروبی و... ترسیم چارت‌ها، مهندسی سواحل، مدیریت منابع، مدلسازی و مکان یابی جهت استقرار ارتش از جمله مهمترین کاربردهای آن می‌باشد. [۱۱ و ۱۲ و ۱۳]

(۲-۷) تصحیح امواج اقیانوس
 دامنه تغییر ارتفاع امواج اقیانوس از نیم متر تا چندین متر به چشم می‌خورد. امواج به طور متوالی از برآمدگی و فرورفتگی هایی تشکیل شده‌اند. ارتفاع موج (H)، فاصله عمودی بین یک فرورفتگی و برآمدگی بعدی است که تصحیح آن با در نظر گرفتن $1/3$ ارتفاع بلندترین موج ثبت شده اعمال می‌شود. [۷]

۷-۷) تصحیح اثر جزر و مدار
 Solid Geocentric Tide=Pol Earth Tide Tide+ Ocean Tide+ Ocean Tide+ Solid Loading (3)

● جزر و مدار اقیانوس

در سطح زمین، نیروی گرانش ماه و خورشید در برخی نقاط موج ب تغییر در ارتفاع سطح آب می‌شود و می‌توان از طریق رابطه زیر آن را تصحیح کرد.

در این رابطه h_t اختلاف در ارتفاع سطح آب در محل x و زمان t است و k مؤلفه جزر و مدار است. با نوسان w_k فاز نجومی V_k و دامنه $A_k(X)$ و $G(X)$ نیز تأخیر فاز از گرینویچ می‌باشد.

$$h_t(x,t) = \sum A_k(X) \cos[w_k t + V_k - G(X)] \quad (4)$$

● جزر و مدار زمین

تغییر شکل سطح زمین و بستر اقیانوس در اثر نیروهای ماه و خورشید و کهکشان است که دامنه‌اش در حدود ۲۰-۱۰ سانتیمتر است و در فرکانس‌های جزر و مدار اقیانوس اتفاق می‌افتد؛ با این تفاوت که می‌توان برای آن مدلسازی دقیق‌تری ارائه کرد. از آنجایی که این تغییرات بر داده‌های ما تأثیر می‌گذارد، تصحیح آن نیز باید به اطلاعات ارتفاعی اعمال شود. جزر و مدار زمین در دو نقطه H_1 و H_2 اندازه‌گیری می‌شود و اصلاح ارتفاع از طریق اختلاف دو ایستگاه اندازه‌گیری میسر می‌شود. H_1 و H_2 ارتفاعهای بدون تصحیح نقاط اول و دوم Δh_{obs} اختلاف ارتفاع دو نقطه در لحظه t_i و t_2 tide₁ و tide₂ تصحیح جزر و مدار زمین در لحظه t_i و در نقاط اول و دوم می‌باشد.

$$H_2 = H_1 + \Delta h_{\text{obs}}(t_i) + \text{tide}_1(t_i) - \text{tide}_2(t_i) \quad (5)$$

● اثر بارگذاری اقیانوس و جزر و مدار قطبی

به علت جرم آب نوساناتی در بستر اقیانوس و سواحل فلات قاره ایجاد می‌شود که به طور غیرمستقیم با نیروهای خورشید و ماه و کهکشان در ارتباط می‌باشد tide (loading tide). جزر و مدهای قطبی نیز ناشی از نیروی گریز از مرکز و میل محور دوران زمین است و معمولاً به علت ناچیز

Report NO.5583,Stanford Research Institute.

- 11-Stream Studies With Small-Footprint GreenLidar,2009, EOS, VOL.90,NO.39.
- 12- W.Baker J.Brandon,2005,Fourier Error Analysis of Ray Tracing on a Geospatial Polygonal Model, University of Utah,Department of Electrical and Computer Engineering.
- 13- W.Finkl Charles, Benedet Lindino, Andrews Jeffrey,2006, Seabed Classification Based on Interpretation of Airborne Laser Bathymetry in Classll Waters off Southeast Florida.
- 14- Yan Lei,Yan Ming, Zhang Feizhou,2002,Seabed Terrain Simulation and its Matched Filter Design,Institute of Remote sensing and GIS, Beijing.

پی‌نوشت

- 1- Airborne Laser Bathymetry.
- 2- National Oceanic and Atmospheric Administration.
- 3- Airborne Laser Hydrography.

۹- نتیجه‌گیری

کسب اطلاع از تغییرات رئومورفولوژی بستر عوارض هیدرولوژی و هیدروگرافی، که به دلیل حرکت آب دائماً در حال تغییر است، کاری مشکل است که از طریق داده‌های لیزراسکنرها ممکن می‌شود. تجربه نشان داده که ALB بسته به وضعیت لجستیکی، برای پرتوهای برنامه‌ریزی شده با هزینه عملیات ۱/۲ تا ۱/۵ تکنیک‌های آبی - مانند سونار-بوده [۸و۳]. همچنین داده‌های بدست آمده از لیدار در خیلی از عملیات با داده‌های بدست آمده از سونار مقایسه شده و نتیجه آن عالی ارزیابی شده است. با توجه به مزایای یاد شده و اینکه کشورهای توسعه یافته با سرعت زیادی به سمت استفاده وسیعتر از این سیستمها پیش می‌روند، برای همگام بودن با تکنولوژی روز باید به بررسی بیشتری در این زمینه پرداخت.

منابع و مأخذ

- 1- Banic John, Cunningham Grant, 2008, Airborne Laser Bathymetry A Tool For The Next Millennium, EEZ Tec hnology, Optech Inc., Toronto, Canada.
- 2- Cheng W,Lu W.S, Antoniou A,1995, Noise Filtering and Enhancement of Seabed Topography for Airborne Laser Bathymetry.
- 3-Guenther Gary, Cunningham Grant, LaRocque paul,Reid David, 2000, Meeting the Accuracy Challenge in Airborne Lidar Bathymetry.
- 4- Guenther Gary,2006, Airborne Lidar Bathymetry, Chapter 8.
- 5- Guide to Wave ANALYSIS And Forecasting, 1998, World Meteorological Organization, Geneva, Switzerland,2nd edition,WMO-No.702.
- 6- Irish JL., Thomas J, Parson L,Lillycrop W,1996,Monitoring Storm Response With High Density Lidar Bathymetry: The Effects of Hurricane Opal on Florida's Panhandle, Proc.2nd Int.Airborne Remote Sensing Conf.,June 24-27, Sanfrancisco,CA.,Vol.3,723-732.
- 7- Limpach Philippe,Sea Surface Topography and Marine Geoid by Airborne Laser Altimetry and Shipborne Ultrasound in the Aegean Sea,2009,Prof.Kahle H.G,Prof.Becker M,Prof.Geiger A, ETHZURICH University.
- 8- Robertson William,Airborne Laser Quantification of Florida Shoreline and Beach Volume Change Caused by Hurricanes, 2007, Prof. Walker George,Florida International University, College of Sciences.
- 9-SinclairM, 1997, LADSMKII Aircraft Launched, Hydro International,11,December,29-31.
- 10- Sorenson G,Honey R,Payne J,1966,Analysis of the Use of Airborne Laser Radar for Submarine Detection and Ranging, SRI