



بررسی و مقایسه‌ی روش‌های مختلف آنالیز جزرومد

سید علی آزر م‌سا - استادیار دانشگاه تربیت مدرس

sazarmsa@yahoo.com

علی‌رضا مجتهدی - دانشجوی کارشناسی ارشد، دانشگاه تربیت مدرس

چکیده

مطالعه‌ی جزرومد به دلیل تأثیراتی که در نوابری دریایی، احداث بنادر، کشاورزی، انتقال شوری، انتقال رسوب و مسائل نظامی در دریا دارد، امری مهم و حیاتی است. در این مقاله، سعی می‌شود که روش‌های مختلف آنالیز جزرومد شامل روش‌های دینامیکی و نیز روش‌های آنالیز هارمونیک مورد بررسی قرار می‌گیرد و مزایا و معایب هر روش بیان می‌شود

کلمات کلیدی: جزرومد، آنالیز هارمونیک، روش دینامیکی

مقدمه

روش‌های مختلف برای پیش‌بینی جزرومد عبارتند از:

(۱) روش‌های دینامیکی

معادلات امواج بلند می‌توانند برای پیش‌بینی جزرومد، استفاده گردند. این معادلات می‌توانند به صورت دو بعدی یا سه بعدی نوشته شوند. یکی از معادلات عمومی که بر سیالات دو بعدی حاکم است می‌تواند برای آب‌های کم‌عمق در سیستم مختصات کارتری به صورت زیر نوشته شود:

$$\frac{\partial}{\partial x}(hu) + \frac{\partial}{\partial y}(hv) = -\frac{\partial z}{\partial t} \quad (۱)$$

$$\frac{\partial u}{\partial t} + \frac{r}{h}u - fv = -g \frac{\partial z}{\partial x} \quad (۲)$$

$$\frac{\partial v}{\partial t} + \frac{r}{h}v + fu = -g \frac{\partial z}{\partial y} \quad (۳)$$

که:



$$q = (u, v) \text{ مقدار متوسط سرعت افقی}$$

$$h \text{ عمق نسبت به سطح متوسط دریا}$$

$$Z \text{ الیوشن سطح بالای سطح متوسط دریا}$$

$$t \text{ زمان در مختصات انتخاب شده}$$

f پارامتر کوریولیس است که در برخی موارد می‌تواند ثابت در نظر گرفته شود، پارامتر کوریولیس برابر با $2\Omega \cos \theta$ است، Ω سرعت زاویه‌ای زمین و θ عرض جغرافیایی است.

$$g \text{ شتاب ناشی از گرانش}$$

$$T \text{ پارامتر اصطکاک بستر (که می‌تواند ثابت در نظر گرفته شود)، و}$$

$$X \text{ و } Y \text{ ارتوگونال‌های مختصات کارتزی می‌باشند.}$$

معادلات ۱، ۲ و ۳ می‌تواند به عنوان مدل برای انتشار جزرومد در خلیج به کار رود، که حرکات تولید شده،

واکنشی است به ورودی $\text{Re}\{\zeta_0(x, y) \exp(-i\omega t)\}$ با پریود $T = \frac{2\pi}{\omega}$ ، در امتداد مرزهای باز که $i = \sqrt{-1}$ است.

معادلات با این ورودی‌ها وقتی حل می‌شوند که بخش‌های حقیقی حل برای u, v, Z مربوط به الیوشن و میدان‌های سرعت در هر لحظه از زمان داده شوند. از آن‌جا که معادلات خطی هستند، به صورت ذیل در می‌آیند:

$$z(x, y) = \zeta(x, y) \exp(-i\omega t) \quad (۴)$$

$$U(x, y) = u(x, y) \exp(-i\omega t) \quad (۵)$$

$$V(x, y) = v(x, y) \exp(-i\omega t) \quad (۶)$$

از آن‌جا که بستگی صریح زمانی در معادلات ۱، ۲ و ۳ ممکن است حذف شود، معادلات

حاکم متغیرهای فضایی حرکت سیال بنابراین به صورت زیر در می‌آید:

$$(-i\omega + \frac{r}{h})u - fv = -g \frac{\partial \zeta}{\partial x} \quad (۷)$$

$$(-i\omega + \frac{r}{h})v + fu = -g \frac{\partial \zeta}{\partial y} \quad (۸)$$

$$\frac{\partial(hu)}{\partial x} + \frac{\partial(hv)}{\partial y} = i\omega \zeta \quad (۹)$$

مبحث شرایط مرزهای باز با $\zeta_u(x, y)$ مشخص شد و برای مرزهای بسته که در جهت‌های

S-N و E-W تقریباً روی خط‌های راست مرتب شده‌اند:

$$u(x, y) = 0 \quad \text{S-N روی بخش} \quad (۱۰)$$

$$v(x, y) = 0 \quad \text{E-W روی بخش} \quad (۱۱)$$



۲) آنالیز هارمونیک جزرومد

در روش‌های آنالیز هارمونیک از این اصل استفاده می‌شود که با توجه به خصلت نسبتاً پریودیک تراز آب در جزرومد، آن را می‌توان به صورت

$$C_0 + \sum_{j=1}^M A_j \cos[2\pi(\sigma_j t_i - \phi_j)] \quad (12)$$

نوشت. آنالیز هارمونیک به دو روش کلی نیمه‌گرافیکی و آنالیز کمترین مربعات صورت می‌پذیرد.

۲-۱) روش‌های نیمه‌گرافیکی:

دو روش نیمه‌گرافیکی وجود دارد یکی از این روش‌ها برای طول ثبت‌های کوتاه مدت (چند روزه) تراز آب و روش دیگر برای طول ثبت‌های یک‌ماهه تراز آب به کار می‌رود. در این روش ابتدا یک پلات از جزرومد، محل مورد مطالعه را رسم می‌کنند و سپس با استفاده از این پلات و فرمول‌هایی طولانی و خسته کننده، اندازه‌ی دامنه و فاز مؤلفه‌ها را مشخص می‌کنند. فرض اصلی در روش‌های نیمه‌گرافیکی این است که گونه‌های مختلف مؤلفه‌های جزرومدی مانند روزانه، نیمروزانه، یک‌سوم روزانه و غیره هیچ تأثیری بر هم ندارند.

۲-۲) روش آنالیز کمترین مربعات:

یکی از روش‌های پردازش معادله‌ی ۱۲ است. اصل کلی در این روش آن است که تراز سطح آب در هر لحظه را از رابطه‌ی ۱۲ کم کنیم و نتیجه‌ی تفاضل را حداقل کنیم. از حوالی دهه‌ی هفتاد با توسعه‌ی این روش تحول‌شگرفی در آنالیز هارمونیک جزرومد ایجاد گردید. لاوسن (Lowson) و هانسون (Hanson) به صورت کاملی این روش را شرح و گسترش دادند. آن‌ها برای حل معادلات از روش پیراسته‌ی گرام‌اشمیت استفاده کردند. گودین (Goodin) در ۳ مقاله ضمن گسترش نتایج نویسندگان بالا از نتایج آن‌ها در مبحث جزرومد استفاده کرد. فورمن (Foreman) با استفاده از نوشته‌های گودین، برنامه‌هایی کامپیوتری به زبان فرترن ۷۷ (FORTRAN 77) برای پردازش جزرومد، به روش آنالیز کمترین مربعات ارائه کرد. اگر σ_j فرکانس مؤلفه‌ی انتخاب شده باشد و $j = 1, \dots, M$ باشد (یعنی بخواهیم دامنه و فاز M مؤلفه را مشخص کنیم)، آن‌گاه مسأله‌ی اصلی ما یافتن دامنه‌های A_j و فازهای ϕ_j در رابطه‌ی ۱۲ است. به طوری که بهترین انطباق را با مجموعه مشاهدات $y(t_i)$ (برای $i = 1, \dots, N$) داشته باشد. در این حالت ما $2M + 1$ مجهول خواهیم داشت. با این فرض که $N \gg 2M + 1$ باشد (یعنی تعداد مشاهدات بسیار بیشتر از تعداد مؤلفه‌هایی باشد که می‌خواهیم دامنه و فاز آن‌ها را حساب کنیم)، در این صورت، می‌توان دید که غیر ممکن است سیستم معادلات



$$y(t_i) = C_0 + \sum_{j=1}^M A_j \cos[2\pi(\sigma_j t_i - \phi_j)] \quad (13)$$

حل شود، چرا که این معادله، چند جوابی^۱ می‌باشد. بنابراین ضرورت دارد معیاری جهت یافتن مقادیر بهینه‌ی یکتا برای پارامترهای A_j و ϕ_j پیدا شود. برای سادگی اگر رابطه‌ی ۱۲ را به صورت

$$\sum_{j=1}^M [C_j \cos(2\pi\sigma_j t_i) + S_j \sin(2\pi\sigma_j t_i)] \quad (14)$$

بیان کنیم، آن‌گاه:

$$A_j = (C_j^2 + S_j^2)^{1/2} \quad (15)$$

$$2\pi\phi_j = \arctan \frac{S_j}{C_j} \quad (16)$$

می‌باشند، در این صورت تابع نسبت به پارامترهای S_j و C_j خطی خواهد بود و حل آن بسیار ساده‌تر از قبل می‌شود. اگر $y(t_i)$ را مجدداً به صورت y_i بنویسیم، هدف تکنیک حداقل مربعات می‌نیمیم کردن عبارت زیر است:

$$T = \sum_{i=1}^N \left[y_i - C_0 - \sum_{j=1}^M (C_j \cos(2\pi\sigma_j t_i) + S_j \sin(2\pi\sigma_j t_i)) \right]^2 \quad (17)$$

می‌باشد که T بخش باقی‌مانده‌ی سری‌های زمانی است (که ممکن است شامل انواع دیگر مؤلفه‌های هارمونیک باشد). آنالیز کمترین مربعات در واقع روشی است برای حداقل کردن تفاوت‌های T .

حال اگر فرض کنیم که $t_i = i\Delta t$ و $\sigma_j = \frac{j}{N\Delta t}$ باشد، در صورت ساعت‌به‌ساعت بودن داده‌ها

$$\Delta t = 1(h) \text{ می‌شود و بنابراین } t_i = i \text{ و } \sigma_j = \frac{j}{N} \text{ خواهد بود.}$$

بنا براین با مشتق جزئی گرفتن از رابطه‌ی ۱۷ نسبت به ضرایب مجهول و مساوی قرار دادن آن‌ها با صفر، $2M + 1$ معادله‌ی مشابه برای M مؤلفه خواهیم داشت. و با طی مراحل معادله‌ای ماتریسی به صورت $Bx = y$ به دست می‌آید که به این ترتیب می‌توان مقدار x را با $x = B^{-1}y$ حساب کرد.

$$B = \begin{pmatrix} N & c_1 & c_2 & \dots & c_M & s_1 & s_2 & \dots & s_M \\ c_1 & cc_{11} & cc_{12} & \dots & cc_{1M} & cs_{11} & cs_{12} & \dots & cs_{1M} \\ c_2 & cc_{21} & cc_{22} & \dots & cc_{2M} & cs_{21} & cs_{22} & \dots & cs_{2M} \\ \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots \\ \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots \\ c_M & cc_{M1} & cc_{M2} & \dots & cc_{MM} & cs_{M1} & cs_{M2} & \dots & cs_{MM} \\ \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots \\ s_1 & sc_{11} & sc_{12} & \dots & sc_{1M} & ss_{11} & ss_{12} & \dots & ss_{1M} \\ s_2 & sc_{21} & sc_{22} & \dots & sc_{2M} & ss_{21} & ss_{22} & \dots & ss_{2M} \\ \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots & \dots \\ s_M & sc_{M1} & sc_{M2} & \dots & sc_{MM} & ss_{M1} & ss_{M2} & \dots & ss_{MM} \end{pmatrix} \quad (18)$$

و x و y بردارهای ستونی هستند.



$$y = \begin{pmatrix} yc_0 \\ yc_1 \\ yc_2 \\ \dots \\ \dots \\ yc_M \\ ys_1 \\ \dots \\ \dots \\ ys_M \end{pmatrix} \quad (19)$$

$$x = \begin{pmatrix} C_0 \\ C_1 \\ C_2 \\ \dots \\ \dots \\ C_M \\ S_1 \\ \dots \\ \dots \\ S_M \end{pmatrix} \quad \text{و (20)}$$

عناصر x ، ضرایب A و B ، برای هر مؤلفه‌ی هارمونیک را مشخص می‌کنند که:

$$c_k = \sum_{i=1}^N \cos\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \quad (21)$$

$$s_k = \sum_{i=1}^N \sin\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \quad (22)$$

$$cc_{kl} = cc_{lk} = \sum_{i=1}^N \left[\cos\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \cos\left(\frac{2\pi li}{N}\right) \right] \quad (23)$$

$$ss_{kl} = ss_{lk} = \sum_{i=1}^N \left[\sin\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \sin\left(\frac{2\pi li}{N}\right) \right] \quad (24)$$

$$cs_{kl} = sc_{lk} = \sum_{i=1}^N \left[\cos\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \sin\left(\frac{2\pi li}{N}\right) \right] \quad (25)$$

$$y_{ck} = \sum_{i=1}^N y_i \cos\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \quad (26)$$

$$y_{sk} = \sum_{i=1}^N y_i \sin\left(\frac{2\pi ki}{N}\right) \quad (27)$$

می‌باشند. که k و l شماره‌ی سطر و ستون می‌باشد.



یک مثال محاسباتی از آنالیز هارمونیک

به‌عنوان یک مثال ساده از آنالیز هارمونیک جزر و مد به روش کمترین مربعات، داده‌های ساعت‌به‌ساعت ۳۲ ساعته‌ی تراز آب اندازه‌گیری شده در توفینو در بریتیش کلمبیا که در سپتامبر ۱۹۸۶ اندازه‌گیری شده‌اند در جدول زیر ارائه می‌گردد:

جدول ۱- مقادیر ساعت‌به‌ساعت تراز دریا، اندازه‌گیری شده در توفینوی بریتیش کلمبیا با طول جغرافیایی 49° و 9° شمالی و 125° و 54° غربی، شروع داده‌ها ۱۰ سپتامبر ۱۹۸۶

شماره داده	۱	۲	۳	۴	۵	۶	۷	۸	۹	۱۰	۱۱
تراز به متر	۱/۹۷	۱/۴۶	۰/۹۸	۰/۷۳	۰/۶۷	۰/۸۲	۱/۱۵	۱/۵۸	۲/۰۰	۲/۳۳	۲/۴۸
شماره داده	۱۲	۱۳	۱۴	۱۵	۱۶	۱۷	۱۸	۱۹	۲۰	۲۱	۲۲
تراز به متر	۲/۴۳	۲/۲۵	۲/۰۲	۱/۸۲	۱/۷۲	۱/۷۵	۱/۹۱	۲/۲۲	۲/۵۴	۲/۸۷	۳/۱۰
شماره داده	۲۳	۲۴	۲۵	۲۶	۲۷	۲۸	۲۹	۳۰	۳۱	۳۲	
تراز به متر	۳/۱۵	۲/۹۴	۲/۵۷	۲/۰۶	۱/۵۶	۱/۱۳	۰/۸۴	۰/۷۳	۰/۷۹	۱/۰۷	

فرض کنید که می‌خواهیم دامنه و فاز مؤلفه‌های K_1 و M_2 را حساب کنیم. با توجه به این که می‌دانیم

$$f(K_1) = 0.0418 \text{ cph}^1 \text{ و } f(M_2) = 0.0805 \text{ cph}^1$$

با توجه به روابط ۱۸ و ۱۹ خواهیم داشت:



$$B = \begin{pmatrix} N & c_1 & c_2 & s & s_2 \\ c_1 & cc_{11} & cc_{12} & cs_{11} & cs_{12} \\ c_2 & cc_{21} & cc_{22} & cs_{21} & cs_{22} \\ s_1 & sc_{11} & sc_{12} & ss_{11} & ss_{12} \\ s_2 & sc_{21} & sc_{22} & ss_{21} & ss_{22} \end{pmatrix} \quad (28)$$

$$= \begin{pmatrix} 32 & 2.476 & -1.836 & 6.183 & 3.420 \\ 2.476 & 14.809 & 1.450 & 1.136 & 2.117 \\ -1.836 & 1.450 & 16.263 & -2.197 & 0.397 \\ 6.183 & 1.136 & -2.1 & 17.191 & 2.163 \\ 3.420 & 2.117 & 0.397 & 2.163 & 15.737 \end{pmatrix} \quad (29)$$

$$y = \begin{pmatrix} yc_0 \\ yc_1 \\ yc_2 \\ ys_1 \\ ys_2 \end{pmatrix} = \begin{pmatrix} 57.640 \\ 6.514 \\ 6.138 \\ -0.199 \\ -3.335 \end{pmatrix} \quad (30)$$

که عناصر B و y به متر هستند. حل $x = B^{-1}y$ به صورت زیر است.

$$x = \begin{pmatrix} C_0 \\ C_1 \\ C_2 \\ S_1 \\ S_2 \end{pmatrix} = \begin{pmatrix} 1.992m \\ 0.186m \\ 0.523m \\ -0.574m \\ -0.604m \end{pmatrix} \quad (31)$$

که با توجه به روابط ۱۵ و ۱۶ می‌توان دامنه و فاز را حساب کرد.

به این ترتیب، مقدار سطح متوسط دریا از رابطه‌ی $Z_0 = \frac{A_0}{2} = \frac{3.984}{2} = 1.992$ به دست می‌آید. و دامنه‌ی K_1 مقدار 0.1182 متر و فاز آن $107/9^\circ$ به دست می‌آید. به همین ترتیب دامنه‌ی M_2 مقدار 0.319 متر و فاز آن $130/9^\circ$ به دست می‌آید.

چگونگی انتخاب مؤلفه‌ها برای آنالیز:

روش حداقل مربعات می‌تواند برای هر ترکیبی از فرکانس‌های جزرومدی به کار رود، اما انتخاب منطقی فرکانس‌های اصلی تابع دو فاکتور زیر است:

(۱) توزیع نسبی پتانسیل جزرومد آن‌ها

(۲) قابل تشخیص بودن ارتباط آن‌ها با مؤلفه‌های اصلی مجاور آن‌ها

به دیگر بیان، خود مؤلفه‌ها باید یک توزیع قابل توجه در نیروهای مولد جزرومد داشته باشند و داده‌ها تداوم کافی برای جداسازی از فرکانس‌های مجاور را داشته باشند.

به سبب محدودیت‌های ناشی از پارازیت، دامنه‌ی تعدادی از مؤلفه‌ها، خیلی کوچک‌تر از آن است که به‌وسیله‌ی داده‌های اقیانوسی قابل تفکیک باشد، برای تعیین یک مؤلفه‌ی خاص باید فرکانس f_0 مؤلفه با



فرکانس مؤلفه‌ی رایلی مجاور آن f_1 مقایسه شود. یک مؤلفه وقتی می‌تواند تعیین شود که در عبارت زیر صدق کند:

$$|f_0 - f_1|T \geq RAY \quad (32)$$

که T طول ثبت مورد نیاز برای داده‌ها و RAY معمولاً یک است (البته به پیش‌زمینه‌ی پارازیت نیز بستگی دارد). به‌عنوان مثال، مؤلفه‌ی اصلی K_1 (با فرکانس $0.0418cph$) می‌تواند با ثبت‌های طولانی‌تر از $24h$ تعیین شود و لذا برای مؤلفه‌ی O_1 (با فرکانس $0.0378cph$)، به طول ثبتی معادل

$$\frac{1}{|f(K_1) - f(O_1)|} = 328h \quad T \text{ نیاز است.}$$

جدول ۲- طول ثبت مورد نیاز برای مؤلفه‌های با مرتبه‌ی آهسته‌تر از روزانه

نام مؤلفه	طول ثبت مورد نیاز (h)	مؤلفه‌ی مقایسه شده	دامنه پتانسیل جزرومدی
Z.	۱۳		
MSF	۳۵۵	Z.	۱۳۶۹
MM	۷۶۴	MSF	۸۲۵۴
SSA	۴۳۸۳	Z.	۷۲۸۱
MF	۴۳۸۳	MSF	۱۵۶۴۷
MSM	۴۹۴۲	MM	۱۵۷۹
SA	۸۷۶۶	SSA	۱۱۵۶

جدول ۳- طول ثبت مورد نیاز برای مؤلفه‌های با مرتبه‌ی روزانه

نام مؤلفه	طول ثبت مورد نیاز (h)	مؤلفه‌ی مقایسه شده	دامنه پتانسیل جزرومدی
K_1	۲۴		۵۳۰۱۱
O_1	۳۲۸	K_1	۳۷۶۹۴
OO_1	۶۵۱	J_1	۱۶۲۴
$2Q_1$	۶۶۲	Q_1	۹۵۵
Q_1	۶۶۲	O_1	۷۲۱۷
NO_1	۶۶۲	K_1	۲۹۶۴
J_1	۶۶۲	K_1	۲۹۶۴
UPS_1	۶۶۲	OO_1	۳۱۱
ALP_1	۷۶۴	$2Q_1$	۲۷۸
TAU_1	۴۳۸۳	O_1	۴۹۳
BET_1	۴۳۸۳	NO_1	۲۷۸
P_1	۴۳۸۳	K_1	۱۷۵۴۳
PHI_1	۴۳۸۳	K_1	۷۵۵



SO ₁	۴۳۸۳	OO ₁	
SIG ₁	۴۹۴۲	۲Q ₁	۱۱۵۲
RHO ₁	۴۹۴۲	Q ₁	۱۳۷۱
CHI ₁	۴۹۴۲	NO ₁	۵۶۷
THE ₁	۴۹۴۲	J ₁	۵۶۷
PI ₁	۸۷۶۷	P ₁	۱۰۲۸
S ₁	۸۷۶۷	K ₁	۴۱۶
PSI ₁	۸۷۶۷	K ₁	۴۲۲

جدول ۴- طول ثبت مورد نیاز برای مؤلفه‌های با مرتبه‌ی نیمروزانه

نام مؤلفه	طول ثبت مورد نیاز: (h)	مؤلفه‌ی مقایسه شده	دامنه پتانسیل جزرومدی
M _r	۱۳		۹۰۸۰۹
S _r	۳۵۵		۴۲۲۴۸
N _r	۶۶۲	M _r	۷۳۸۶
ETA _r	۶۹۲	K _r	۶۴۳
EPS _r	۷۶۴	۲N _r	۶۷۱
MU _r	۷۶۴	N _r	۲۷۷۶
L _r	۷۶۴	S _r	۲۵۹۷
MKS _r	۴۳۸۳	M _r	
K _r	۴۳۸۳	S _r	۱۱۴۹۸
MSN _r	۴۳۸۳	ETA _r	
Q _r	۴۹۴۲	EPS _r	۲۵۹
۲N _r	۴۹۴۲	MU _r	۲۳۰۱
NU _r	۴۹۴۲	N _r	۳۳۰۲
LDA _r	۴۹۴۲	L _r	۶۷۰
H ₁	۸۷۶۷	M _r	۳۱۳
H _r	۸۷۶۷	S _r	۲۷۷
T _r	۸۷۶۷	S _r	۲۴۷۶
R _r	۸۷۶۷	S _r	۳۵۵
GAM _r	۱۱۳۲۶	H ₁	۲۷۳

جدول ۵- طول ثبت مورد نیاز برای مؤلفه‌های با مرتبه‌ی یک‌سوم‌روزانه

نام مؤلفه	طول ثبت مورد نیاز: (h)	مؤلفه‌ی مقایسه شده	دامنه پتانسیل جزرومدی
-----------	------------------------	--------------------	-----------------------



M_3	۲۵		۱۱۸۸
SK_3	۳۵۵	MK_3	
MO_3	۶۵۶	M_3	
MK_3	۶۵۶	M_3	
SO_3	۴۳۴۸	MK_3	

برای مؤلفه‌های آب‌کم‌عمق طول ثابت با توجه به مؤلفه‌های نجومی که از آن منتج شده‌اند، به‌دست می‌آید:

جدول ۶- طول ثابت مورد نیاز برای مؤلفه‌های آب‌کم‌عمق

نام مؤلفه	طول ثابت (h)	نام مؤلفه	طول ثابت (h)
SO_1	۴۳۸۳	MK_4	۴۳۸۳
MKS_2	۴۳۸۳	S_4	۳۵۵
MSN_2	۴۳۸۳	SK_4	۴۳۸۳
MO_3	۶۵۶	$2MK_5$	۲۴
SO_3	۴۳۸۳	$2SK_5$	۱۷۸
MK_3	۶۵۶	$2MN_6$	۶۶۲
SK_3	۳۵۵	M_6	۲۶
MN_4	۶۶۲	$2MS_6$	۳۵۵
M_4	۲۵	$2MK_6$	۴۳۸۳
SN_4	۷۶۴	$2SM_6$	۳۵۵
MS_4	۳۵۵	MSK_6	۴۳۸۳
$3MK_7$	۲۴	M_8	۲۶

مقایسه روش‌های مختلف آنالیز جزرومد با یکدیگر

روش‌های دینامیکی به ما دیدی کلی از جزرومد منطقه می‌دهد، اما دقت این روش، چندان زیاد نمی‌باشد. برای این روش به توپوگرافی بستر و ضرایب اصطکاکی بستر و آب دریا نیاز داریم، اما به داده‌های تغییرات تراز آب، اندازه‌گیری شده توسط تایدگیج‌ها نیازی نداریم.

روش‌های آنالیز هارمونیک، تنها برای ایستگاههایی قابل استفاده است که داده‌های تراز آب آن موجود باشد. بنابراین برای آن که بتوانیم مانند روش‌های دینامیکی دیدی کلی از جزرومد منطقه را داشته باشیم باید تعداد زیادی ایستگاه داشته باشیم. که هزینه را افزایش می‌دهد، هر چند دقت بسیار بالاتری نیز دارد.

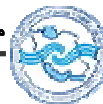
در مورد مقایسه‌ی روش‌های آنالیز هارمونیک با هم نیز، می‌توان گفت که چون در روش نیمه‌گرافیکی، اساس کار بر این است که همه‌ی نیروهای مولد جزرومدی به ۳ دسته‌ی روزانه، نیمروزانه و ربع‌روزانه تقسیم



می‌شود که هر گروه شامل هیچ آلاشی از دیگران نیست، در صورتی که اگر هارمونیک‌های یک‌سوم روزانه (با پریود ۸ ساعت)، نیز در جزرومد باشند، آن‌ها هارمونیک‌های روزانه را می‌آیند و اگر هارمونیک‌های یک‌ششم روزانه (با پریود ۴ ساعت) در جزرومد باشند، آن‌ها مؤلفه‌های نیم‌روزانه را می‌آیند. در محلی که تأثیرات آب‌کم‌عمق محسوس باشد، این مؤلفه‌های یک‌سوم روزانه و یک‌ششم روزانه ممکن است دامنه‌ای حدود $0.01M_2$ داشته باشد. مثلاً اگر دامنه‌ی M_2 ، حدود ۱۰ فوت باشد، ممکن است خطایی حدود 0.2 فوت از این آلاش‌ها ایجاد شود. تا جایی که اگر تأثیرات آب‌کم‌عمق واقعاً بزرگ باشد، روش نیمه‌گرافیکی خطایی بسیار در آنالیز هارمونیک خواهد داشت. چنین مشکلاتی در روش آنالیز حداقل مربعات وجود ندارد، حتی از نظر حجم محاسبات نیز، روش نیمه‌گرافیکی بسیار خسته‌کننده تر از آنالیز حداقل مربعات است.

مراجع:

- آرفکن، جرج. روش‌های ریاضی در فیزیک، اعظم پورقازی، مرکز نشر دانشگاهی، ۱۳۷۵، جلد دوم.
- Emery, W. and R. Thomson.** Data analysis method in physical oceanography, pergamon, U.S.A, ۱۹۹۸.
- Doodson, A. T** The harmonic development of the tide-generating potential., Proc, Roy, Soc, ۱۹۲۱, ۲۲۷, pp. ۲۲۳-۲۷۹.
- Foreman, M. G. G.** Manual for tidal heights analysis and prediction, pacific marine science, ۱۹۹۶, pp. ۱۰-۷۷
- Foreman, M. G. G** Manual for tidal currents analysis and prediction, pacific marine science report, ۱۹۷۸.
- Foreman, M. G. G** Tidal analyses based on high and low water observation, pacific marine science report, ۱۹۹۶.
- Godin, G.** The analysis of tides, university of Toronto press, ۱۹۷۳
- Godin, G. and J. Taylor,** A simple method for the prediction of the time and height of high and low water, international hydrographical review, ۱۹۷۳, ۲.
- Pawlowicz, R. and B. Beardsley** Classical tidal harmonic analysis including error estimates in MATLAB using T-TIDE, computers and Geoscience, ۲۰۰۲.
- Hydrographer of Navy** Tide and tidal stream, U.K, ۱۹۶۵
- Hydrographer of Navy** The Admiralty semi-graphic method of harmonic tidal analysis, U.K, ۱۹۶۶.



Hydrographer of Navy. Harmonic tidal analyses for short period observation,
U.K, ۱۹۹۶.