01;12

## Подвижная гравиинерциальная система на основе трехкомпонентного метода инерциальной навигации

© А.С. Девятисильный

Институт автоматики и процессов управления ДВО РАН, 690041 Владивосток, Россия e-mail: devyatis@iacp.dvo.ru

(Поступило в Редакцию 5 марта 2009 г.)

Предложена и исследована модель баллистически невозмущаемой гравиметрической системы, функционирующей на основе преобразований инерциальной и позиционной (радиальной) информации о движении объекта.

PACS: 04.80.Cc

Как известно [1], решение классической задачи гравиметрии состоит в оценке локального значения напряженности гравитационного поля Земли (GE-поля) и ее, оценки, географической привязки. Результат первой части этого процесса (оценка) достигается путем установки вертикального гравиметра на горизонтируемую платформу, второй (привязки) — вполне независим от первого.

Вместе с тем уже простое отождествление гравиметра с ньютонометром, или акселерометром [2], дает основание рассматривать систему "гравиметр—платформа" в качестве гравиинерциальной системы (ГИС/GIS). Более того, очевидная теоретико-механическая общность представлений, лежащих в основе ГИС и инерциальных навигационных систем (ИНС/INS), указывает на возможность интерпретации задачи гравиметрии как задачи метода инерциальной навигации (ИНМ/INМ), причем делать это не только в ограниченной онтологии (оценка, ГИС), но и в расширенной (оценка, привязка, ГИНС), включающей понятие гравиинерциальной навигационной системы — ГИНС/GINS.

Таким образом, принципиальное отличие ГИС от ГИНС заключается в том, что если первая из них предназначена только для измерения (оценки) значения напряженности *GE*-поля (при этом текущие координаты места измерения могут определяться, например, с помощью спутниковой навигационной системы типа ГЛОНАСС), то вторая — и для этих измерений, и для их географической привязки, причем в рамках ИНМ [3].

Особо следует отметить, что указанная интерпретация весьма актуальна для задачи подвижной гравиметрии, так как в этом важном с точки зрения его продуктивности случае соответствующая система (ГИС или ГИНС) обладает свойствами баллистической невозмущенности (аналогия — маятник М. Шулера).

В настоящей работе ГИС представляется в рамках трехкомпонентного (3D) ИНМ, и ее модель в отличие от модели 2D ИНМ [4], требующей, чтобы траектория

движения объекта-носителя принадлежала сфере, такого ограничения не содержит.

Как отмечалось в [3,4], при построении модели обратной задачи, решаемой ГИС, достаточно обойтись динамической группой уравнений (ДГУ) ИНМ, имеющей вид

$$Dq = p,$$
  $q(0) = q_0,$   $Q(0)$ 

моделью измерений значений |q| (радиальная информация). В (1) используются следующие обозначения:  $q = (q_i), p = (p_i), G = (G_i), F = (F_i)$  — соответственно векторы положения, удельных импульсов (абсолютной линейной скорости), напряженности GE-поля и удельных сил негравитационной природы, i = 1, 3;  $D = (D_{ij})$  — оператор абсолютного дифференцирования по времени (t), причем  $D_{ij}=\delta_{ij}\frac{d}{dt}-e_{ikj}\omega_k,\,i,\,j,\,k=\overline{1,3},$ где  $\delta_{i\, i}$  и  $e_{ik\, i}$  — символы соответственно Кронекера и Леви-Чивита,  $\omega = (\omega_i)$  — вектор абсолютной угловой скорости вращения приборного координатного правого ортогонального трехгранника (назовем его  $\tilde{o}y = \tilde{o}y_1y_2y_3$ ), в осях которого с помощью инерциальных приборов (ньютонометров и гироскопов) измеряются компоненты векторов F и  $\omega$ ; в отношение осей трехгранника  $\tilde{o}y$ , физически реализуемого на борту объекта-носителя, примем, что они ориентированы по странам света, так что оси  $\tilde{o}y_1$ ,  $\tilde{o}y_2$  и  $\tilde{o}y_3$  направлены соответственно на географические восток, север и по радиусу-вектору q; заметим также, что решение обратной задачи, в которую погружается задача гравиметрии, выполняется в осях трехгранника  $oy = oy_1y_2y_3$ с началом (о) в центре Земли и осями, коллинеарными соответствующим осям приборного трехгранника õv.

Далее в соответствии с апробированной методикой [3,4] формируется обратная задача в малом, формально представляемая в виде "состояние-измерение", 104 А.С. Девятисильный

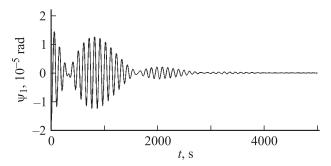
а именно:

$$\begin{split} D_{ij}\delta q_{j} &= \delta p_{i} - e_{ikj}\nu_{k}q_{j}, \quad \delta q_{i}(0) = \delta q_{i,0}, \\ D_{ij}\delta p_{j} &= \delta G_{i} + f_{i} - e_{ikj}\nu_{k}p_{j}, \quad \delta p_{i}(0) = \delta p_{i,0}, \\ \dot{g} &= -\lambda_{t}g + \sqrt{2\lambda_{t}}\sigma_{t}u_{g}, \quad g(0) = g_{0}, \\ \dot{f}_{3} &= -\lambda_{f_{3}}f_{3} + \sqrt{2\lambda_{f_{3}}}\sigma_{f_{3}}u_{f_{3}}, \quad f_{3}(0) = f_{3,0}, \\ \delta J &= \delta q_{3} + \varepsilon, \\ i, j, k &= \overline{1, 3}, \end{split}$$
(2)

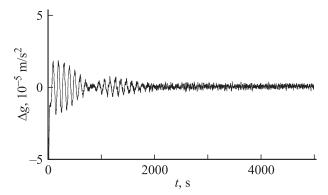
где  $\delta$  — символ первой вариации;  $\delta G = (\delta G_i) = -\omega_0^2 \delta q$  $+g+3\omega_0^2q_0\varepsilon;$   $\omega_0=(\mu/|q|^3)^{1/2}$  — частота Шулера;  $\mu$  — гравитационный параметр Земли;  $q_0 = (0, 0, 1)^T$ ;  $\tilde{g} = (0, 0, g)^T$  — модель аномалии напряженности GE-поля;  $\nu = (\nu_i), f = (f_i), \varepsilon$  — инструментальные погрешности соответственно гироскопов, ньютонометров и измерения значения |q|, причем  $v_i : N(0, \sigma_v^2)$ ,  $i = \overline{1,3}; f_i : N(0, \sigma_f^2), i = \overline{1,2}; \varepsilon : N(0, \sigma_{\varepsilon}^2), (N(A, B)$ нормальный белый шум со средним А и интенсивностью B);  $u = (u_i)$  — порождающий процессы g(t) и  $f_3(t)$ белый шум,  $u_i: N(0, 1), i = g, f_3; (\lambda_{f_3}, \sigma_{f_3})$  и  $(\lambda_t, \sigma_t)$  параметры сноса и диффузии случайных марковских процессов первого порядка  $f_3(t)$  и g(t). Отличие процесса  $f_3$  от процессов  $f_1$  и  $f_2$  обусловлено тем, что в ГИС в качестве третьего ньютонометра применяется гравиметр; временной процесс g(t) порождается при движении объекта пространственным процессом g(s) с параметрами  $(\lambda_s, \sigma_s)$ , так что  $\lambda_t = \lambda_s v$ ,  $\sigma_t = \sigma_s$ ; v относительная (к поверхности Земли) скорость объекта.

Из (2) с очевидностью следует, что разрешимость поставленной обратной задачи находится в прямой зависимости от соотношения между параметрами сноса  $\lambda_t$  и  $\lambda_f$ ; действительно, при  $\lambda_t = \lambda_f$  задача неразрешима. Для практической гравиметрии это означает, что при движении объекта со скоростью v не может наблюдаться процесс g(s) со значением параметра  $\lambda_s = \lambda_f/v$ , и для наблюдения такого процесса необходима реализация других значений  $\lambda_f$  и/или v.

Достаточно полное исследование модели было выполнено в ходе вычислительных экспериментов. В частности, в рамках МНК-представлений были вычислены и сравнены сингулярные числа обусловленности ( $\mu$ ) конечномерных операторов модели (1) 3D-ИНМ в ее базовом варианте с вектором состояния  $x=(\delta q_1,\delta p_1,\delta q_2,\delta p_2,\delta q_3,\delta p_3)^T$  и аналогичной модели 2D-ИНМ [3,4] в базовом варианте с  $x=(\delta q_1,\delta p_1,\delta q_2,\delta p_2)^T$ . В физических переменных эти числа оцениваются соответственно как  $\mu_3\sim 3\cdot 10^7$  и  $\mu_2\sim 5\cdot 10^5$ , а в нормированных (при постолбцовой нормировке операторов) —  $\mu_3\sim 2\cdot 10^3$  и  $\mu_2\sim 2$ . Из этих предварительных результатов следует, что, хотя модель 3D-ИНМ несколько хуже обусловлена, чем модель 2D-ИНМ, она формально разрешима в используемой



**Рис. 1.** Эволюция значений  $\psi_1$ .



**Рис. 2.** Эволюция значений  $\Delta g$ .

вычислительной среде со стандартной относительной точностью вычислений  $\epsilon_1 \sim 10^{-16}.$ 

Принимая во внимание, что модель (2) наиболее адаптирована для решения рассматриваемой задачи методом динамического обращения (МДО/DIM) [5], далее приводятся результаты одного из вычислительных имитационных экспериментов, в которых МДО реализован в форме алгоритма Калмана [6]. В этом эксперименте принято, что объект-носитель ГИС движется по географической параллели ( $\phi=45^\circ$ ) в восточном направлении со скоростью  $v=50~\mathrm{m/s}$ .

На рис. 1, 2 приведены графики погрешностей решения обратной задачи для следующих значений параметров модели (2):  $\delta q_i(0)=50$  m,  $\delta p_i(0)=0.05$  m/s  $\forall i=\overline{1,3};$   $g(0)=10^{-3}$  m/s²;  $f_3(0)=10^{-5}$  m/s²;  $\sigma_{f_1}=\sigma_{f_2}=10^{-3}$  m/s²;  $\sigma_{f_3}=10^{-6}$  m/s²;  $\delta_{f_3}=0.025$  s $^{-1}$ ;  $\delta_{f_3}=10^{-5}$  m $^{-1}$ ;  $\delta_{f_3}=10^{-3}$  m/s $^{-2}$ ,  $\delta_{f_3}=10^{-5}$  m $^{-3}$ . На этих рисунках  $\psi_1=-\Delta q_2/|q|$  — погрешность оценки одного из углов "горизонтирования" приборной платформы (другая погрешность,  $\delta_{f_3}=10^{-5}$  m $^{-2}$ 0, ведет себя аналогичным образом),  $\delta_{f_3}=10^{-5}$ 0, погрешность оценки координат  $\delta_{f_3}=10^{-5}$ 0, погрешность оценки  $\delta_{f_3}=10^{-5}$ 0, п

Как видно из представленных графиков, имеет место вполне устойчивое решение задачи гравиметрии даже в условиях весьма значительной неупорядоченности аномалии GE-поля.

Таким образом, основной результат предложенного исследования может быть сформулирован следующим

образом: на основе теоретико-механических представлений трехкомпонентного метода инерциальной навигации предложена, математически корректно поставлена и исследована обратная задача для оценки локальных значений GE-поля на подвижном объекте. Существенно, что обращение к указанному методу обусловливает баллистическую невозмущаемость решения задачи гравиметрии при произвольных пространственных эволюциях траектории движения объекта.

Исследование частично поддержано грантами РФФИ-ДВО (№ 09-01-98503-р\_восток\_а) и ДВО РАН (No 09-01-Π29-02, 09-III-A-03-066).

## Список литературы

- [1] Гравиразведка: Справочник геофизики / Под ред. Е.А. Мудрецовой. М.: Недра, 1981. 397 с.
- [2] Ишлинский А.Ю. Классическая механика и силы инерции. М.: Наука, 1987. 320 с.
- [3] Девятисильный А.С., Числов К.А. // Авиакосмическое приборостроение. 2008. № 9. С. 10-13.
- [4] Девятисильный А.С. // ЖТФ. 2009. Т. 79. Вып. 1. C. 156-160.
- [5] Осипов Ю.С., Кряжимский А.В. // Вестн. РАН. 2006. Т. 76. C. 615-624.
- [6] Калман Р., Фалб П., Арбиб М. Очерки по математической теории систем. М.: Мир, 1971. 400 с. (Kalman R.E., Falb P.L., Arbib M.A. Topics in mathematical system theory. NY: McGraw-Hill, 1969).