

DAFTAR PUSTAKA

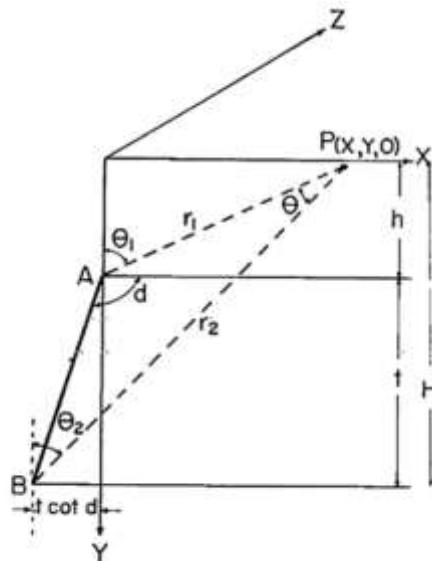
- Darman, Herman., dkk. 2012. *Berita Sedimentologi : Halmahera, Seram dan Banda*. Indonesian Jurnal of Sedimentary Geology, The Indonesian Sedimentologist Forum (FOSI), No. 23, ISBN 0853-9413.
- Durrheim,R. J. dan G. R. J. Cooper. 1998. *EULDEP: A Program for The Euler Deconvolution Of Magnetik And Gravity Data*. Computers & Geosciences Vol. 24, No. 6, pp. 545±550
- Ghosh, G. K. and Dasgupta. 2011. *Edge detection and depth estimation using 3D Euler deconvolution, Tilt angle derivative and TDX derivative using magnetik data of thrust fold belt area of Mizoram*. 10th Biennial International Conference & Exposition P 070
- Green, R. and Stanley, J. M. 1975. *Application of a Hilbert Transform Method to the Interpretation of Surface-Vehicle Magnetik Data*. Geophysical Prospecting 23, 18-27.
- Hall, R and Patria, A. 2017. *The Origin and Significance Of The Seram Trough, Indonesia*. Proceedings, Indonesian Petroleum Association Forty-First Annual Convention & Exhibition.
- Hinze, W.J., Ralph R. B. von Frese., and Afif H. Saad. 2013. *Gravity and Magnetik Exploration*. Cambridge University Press.
- Hsu, S. K., Coppens, D., and Shyu, C. T., 1996. *High-resolution detection of geologic boundaries from potential-field anomalies: An enhanced analytic signal technique*. geophysics, vol. 61, no. 2.
- Juangsih, Mira. 2012. *Buletin cuaca antaraiksa: Matahari, Geomagnet, Ionosfer*. Pusat Sains Antariksa LAPAN vol.1\no.1.

- Nabighian, M. N., 1972. *The analytic signal of two-dimensional magnetik bodies with polygonal cross section: its properties and use for automated anomali interpretation*. Geophysics vol 37, 507-17.
- Nabighian, M. N., 1984. *Toward a three-dimensional automatic interpretation of potential field data via generalized Hilbert transforms: fundamental relations*. Geophysics vol 49 ,780-6.
- Pairault, A., Hall, R., and Elders, C. F. 2003. *Structural Styles and Tectonic Evolution of The Seram Trough, Indonesia*. Marine and Petroleum Geology 20 , 1141-1160.
- Reid, A. B.; Allsop, J. M.; Granser, EL; Millett, A. J.; and Somerton, I. W. 1990. *Magnetik interpretation in three dimensions using Euler deconvolution*. Geophysics vol 55 , 80-91.
- Telford, W. M., Geldart, L. P., Sheriff, R. E., and Keys, D. A. 1996. *Applied Geophysics*. Cambridge University Press.
- Thompson, D. T. 1982. EULDPH — A New Technique For Making Computer-Assisted Depth Estimates from Magnetik Data: Geophysics, 47, 31–37.
- Whalen, A. D. 1971. *Detection of signals in noise*: New York. Academic Press.
- Yudistira, T dan Hendra Grandis. 1998. *Interpretasi Gravitasi Dan Magnetik Menggunakan Metode Sinyal Analitik Dan Dekonvolusi Euler 3-D*. Prosiding Himpunan Ahli Geofisika Indonesia Pertemuan Ilmiah Tahunan ke-23, Yogyakarta.

LAMPIRAN

Lampiran 1: Turunan horizontal dan vertikal metode sinyal analitik

Profil anomaly magnetik diberikan oleh Nabighian (1972)



Gambar 1. Ilustrasi model penyebab anomali magnetik 2D (Nabighian ,1972)

$$\Delta T = kFc \cdot 2 \sin d \left[\cos \phi \log \left(\frac{r_2}{r_1} \right) + \sin \phi (\theta_2 - \theta_1) \right]$$

Dimana: k = suseptibilitas

F = medan magnet bumi

$$r_1 = \sqrt{x^2 + h^2}$$

$$r_2 = \sqrt{(x + t \cot d)^2 + H^2}$$

$$\theta_1 = \arctan \frac{x}{h}$$

$$\theta_2 = \arctan \frac{(x + t \cot d)}{H}$$

Turunan horizontal anomali medan magnet yaitu:

Dengan asumsi $t \rightarrow \infty$, $\alpha = 2kTc \sin d$

$$\begin{aligned}\Delta T_x &= \frac{\partial \Delta T}{\partial x} \\ &= \alpha \frac{\partial (\cos \phi (\log((x+t \cot d)^2 + (h+t)^2) - \log(x^2 + h^2)) + \sin \phi (\arctan^{(x+\cot d)/(h+t)} - \arctan^x/h))}{\partial x} \\ &= \alpha \frac{\partial (\cos \phi (-\log(x^2 + h^2)) + \sin \phi (-\arctan^x/h))}{\partial x} \\ &= a \left(\cos \phi \frac{-x}{x^2 + h^2} + \sin \phi \frac{-h}{x^2 + h^2} \right)\end{aligned}$$

Selanjutnya dilakukan modifikasi terhadap ΔT_x

$$\begin{aligned}\Delta T_x &= a \left(\frac{-x \cos \phi - h \cos \phi}{x^2 + h^2} \right) \\ &= a \left[\sqrt{h^2 + x^2} \left(\frac{-x \cos \phi - h \cos \phi}{x^2 + h^2 (\sqrt{h^2 + x^2})} \right) \right], \sin \theta_1 = \frac{x}{\sqrt{h^2 + x^2}} \text{ dan } \cos \theta_1 = \frac{h}{\sqrt{h^2 + x^2}} \\ &= a \sqrt{h^2 + x^2} \left(\frac{-\sin \theta \cos \phi - \cos \theta \sin \phi}{x^2 + h^2} \right) \\ &= -a \frac{(\sin \theta \cos \phi + \cos \theta \sin \phi)}{\sqrt{h^2 + x^2}} \\ &= -a(\sin(\theta + \phi))/r\end{aligned}$$

Turunan vertikalnya yaitu: diberikan $t \rightarrow \infty$, $\alpha = 2kTc \sin d$, $h = (h - y)$

$$\Delta T_z = \frac{\partial \Delta T}{\partial y}$$

$$\begin{aligned}
&= \alpha \frac{\partial(\cos \phi (-\log(x^2 + (h-y)^2)) + \sin \phi (-\arctan x/h - y))}{\partial y} \\
&= a \left(\cos \phi \frac{h-y}{x^2 + (h-y)^2} - \sin \phi \frac{x}{x^2 + (h-y)^2} \right) \\
&= a \left(\cos \phi \frac{h}{x^2 + h^2} - \sin \phi \frac{x}{x^2 + h^2} \right)
\end{aligned}$$

Melakukan modifikasi ΔT_z dengan cara yang sama dengan ΔT_x , sehingga diperoleh:

$$\Delta T_z = a(\cos \theta + \phi)/r$$

Lampiran 2. Penurunan rumus metode dekonvolusi euler

Penurunan rumus metode dekonvolusi euler didasari pada derajat homogenitas euler (N) yang diinterpretasikan sebagai struktur indeks.). Misalkan f adalah fungsi dari tiga koordinat kartesis x , y dan z , dan ditulis sebagai $f(x,y,z)$. Fungsi $f(x,y,z)$ disebut homogen dengan derajat n jika memenuhi:

$$f(tx, ty, tz) = t^n f(x, y, z)$$

Misalkan $u = tx$, $v = ty$, $w = dz$ maka $\frac{\partial u}{\partial t} = x$, $\frac{\partial v}{\partial t} = y$, $\frac{\partial w}{\partial t} = z$

$f(u, v, w) = t^n f$, dengan melakukan operasi rantai diperoleh:

$$\frac{\partial f}{\partial u} \frac{\partial u}{\partial t} + \frac{\partial f}{\partial v} \frac{\partial v}{\partial t} + \frac{\partial f}{\partial w} \frac{\partial w}{\partial t} = \frac{\partial(t^n)}{\partial t} f$$

$$x \frac{\partial f}{\partial u} + y \frac{\partial f}{\partial v} + z \frac{\partial f}{\partial w} = nt^{n-1} f$$

$$x \frac{\partial f}{\partial tx} + y \frac{\partial f}{\partial ty} + z \frac{\partial f}{\partial tz} = nt^{n-1} f$$

Misalkan $t = 1$ diperoleh persamaan (2.20)

$$x \frac{\partial f}{\partial x} + y \frac{\partial f}{\partial y} + z \frac{\partial f}{\partial z} = nf$$

Efek sumber anomali terhadap distribusi medan magnet dapat ditulis sebagai berikut (Durrheim dan Cooper, 1998):

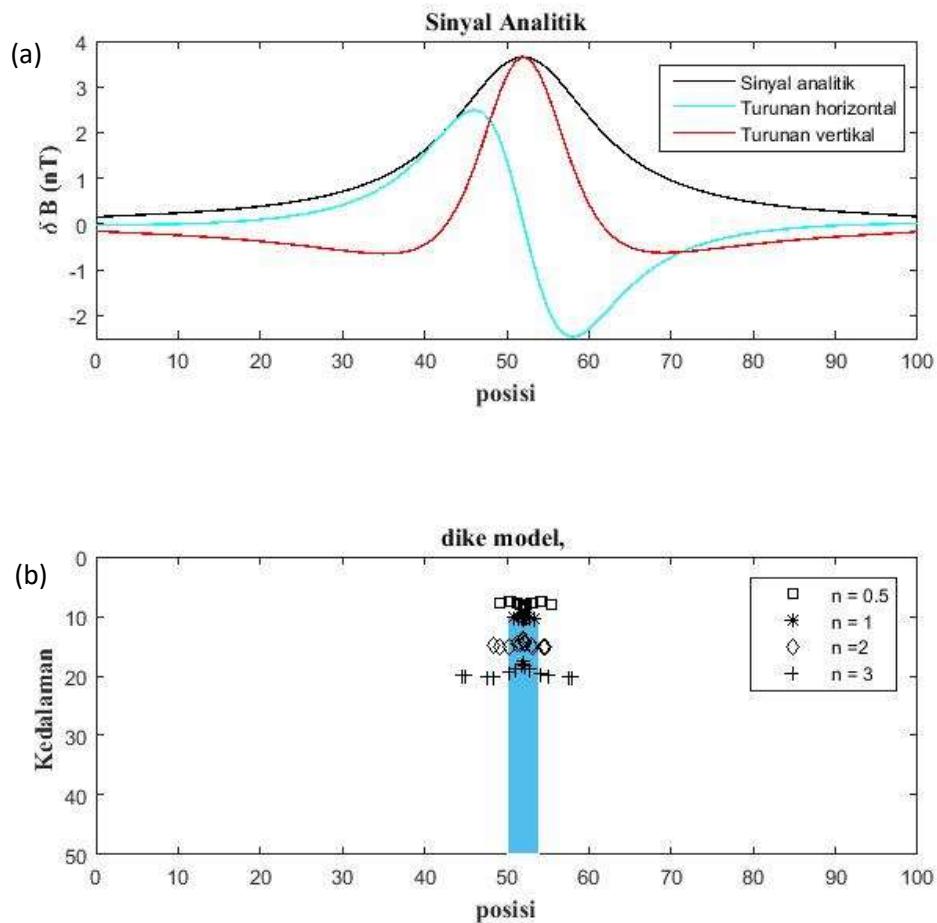
$$f(x, y, z) = \frac{M}{r^N} \text{ dimana } r = \sqrt{x^2 + y^2 + z^2}, \text{ untuk membuktikan } n = -N \text{ maka:}$$

$$x \frac{\partial f}{\partial x} + y \frac{\partial f}{\partial y} + z \frac{\partial f}{\partial z} = \frac{M}{r^N}$$

$$\begin{aligned}
&= x \frac{(-Nx)}{(x^2+y^2+z^2)^{\frac{N}{2}+1}} + y \frac{(-Ny)}{(x^2+y^2+z^2)^{\frac{N}{2}+1}} + z \frac{(-Nz)}{(x^2+y^2+z^2)^{\frac{N}{2}+1}} \\
&= \frac{-N(x^2+y^2+z^2)}{(x^2+y^2+z^2)^{\frac{N}{2}+1}} = \frac{-N}{(x^2+y^2+z^2)^{\frac{N}{2}}} = \frac{-N}{r^N} = -NM(x, y, z)
\end{aligned}$$

Terbukti bahwa $n = -N$

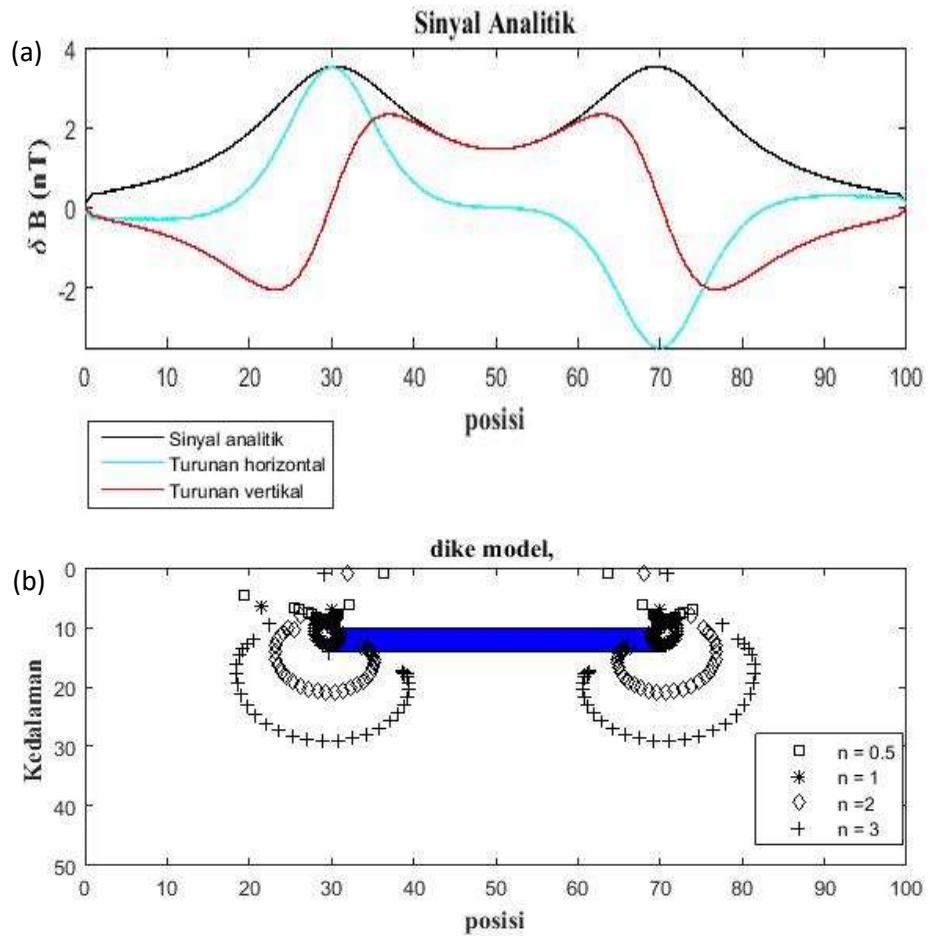
Lampiran 3. Aplikasi metode analitik sinyal dekonvolusi euler pada data sintetik



Gambar 2. Anomali magnetik yang disebabkan oleh anomaly sederhana berupa vertikal dike dengan posisi $x_0 = 50$ m; $z_0 = 10$ m; ketebalan = 40 m; lebar = 4 m..

(a) Amplitudo kurva sinyal analitik yang bersesuaian dengan posisi tubuh anomaly magnetik yang dibangun oleh kombinasi turunan horizontal dan turunan vertikal.

(b) Hasil dekonvolusi euler berupa solusi posisi dan kedalaman dengan struktur indeks yang berbeda.



Gambar 3. anomali magnetik yang disebabkan oleh anomaly model sederhana berupa Horizontal dike dengan posisi $x_0 = 30 - 70$ m; $z_0 = 10$ m; ketebalan = 4 m; lebar = 40 m. (a) kurva sinyal analitik yang dibangun oleh turunan horizontal dan turunan vertikal menunjukkan amplitudo sinyal analitik bersesuaian pada tepi tubuh anomali. (b) Hasil dekonvolusi euler berupa solusi posisi dan kedalaman dengan struktur indeks yang berbeda.

Lampiran 4. Solusi kedalaman metode dekonvolusi euler dengan indeks struktur berbeda di Laut Seram

