

# Regularização de um problema inverso linear

Prof. André L. A. dos Reis

#### Objetivos da aula

- \* Os problemas mal postos
- \* O problema visto de uma perspectiva matemática
- \* Regularização de Tikhonov de Ordem Zero e de Ordem Um
- \* Exemplo:
  - A Camada equivalente

## Os problemas malpostos

O que procuramos na inversão é um conjunto de parâmetros que minimize a distância entre o vetor de dados observados e o vetor de dados preditos pelo modelo.

Matematicamente, este é um processo de otimização no qual queremos minimizar a norma euclidiana de uma função que mede a distância entre os dois vetores!

#### Formulação matemática

Matematicamente, este é um processo de otimização no qual queremos minimizar a norma euclidiana de uma função que mede a distância entre os dois vetores!

$$\varphi(\mathbf{p}) = \parallel \mathbf{d}^o - \mathbf{d}^p \parallel_2$$

Função de ajuste

$$\nabla \varphi(\mathbf{p}) = \mathbf{0}$$

Quando falamos em minimizar uma função, significa que queremos tomar o gradiente desta função e igualarmos a zero.

#### Formulação matemática

Uma vez que esta função é minimizada...

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

Estimador de mínimos quadrados

Matriz de sensibilidade: Mede a sensibilidade do i-ésimo dado em relação ao j-ésimo parâmetro.

$$\mathbf{G} = \begin{bmatrix} g_{11} & \cdots & g_{1m} \\ \vdots & \ddots & \vdots \\ g_{n1} & \cdots & g_{nm} \end{bmatrix} \longrightarrow g_{ij} = \frac{\partial f_i(\mathbf{p})}{\partial p_j}$$

Devido a própria natureza do problema inverso, os dados geofísicos não são capazes para descrever os fenômenos que queremos estudar.

Por este motivo, dizemos que o problema é malposto. Ou seja, ele sofre com: falta de unicidade, instabilidade ou inexistência da solução.

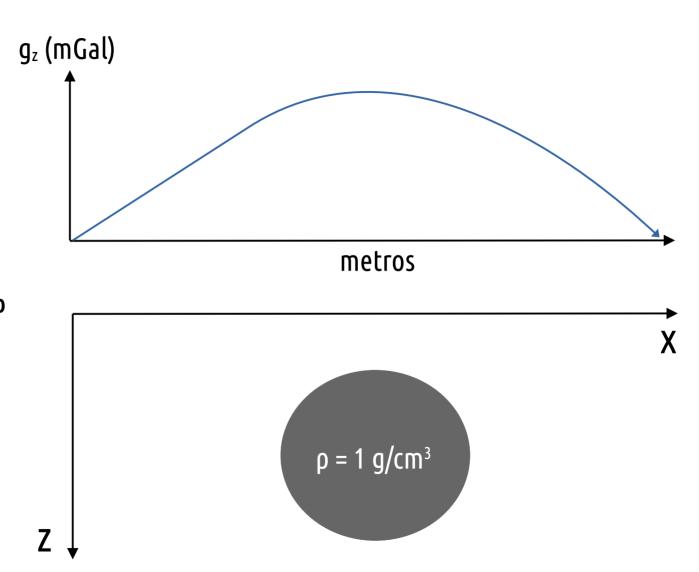
Existência: quando o problema inverso não admite alguma solução exata para a descrição dos dados observados.

Unicidade: a existência de diversos conjuntos de parâmetros que ajustam um mesmo conjunto de dados.

**Instabilidade**: pequenas perturbações nos dados geram diferentes soluções (conjuntos de parâmetros) para o problema inverso.

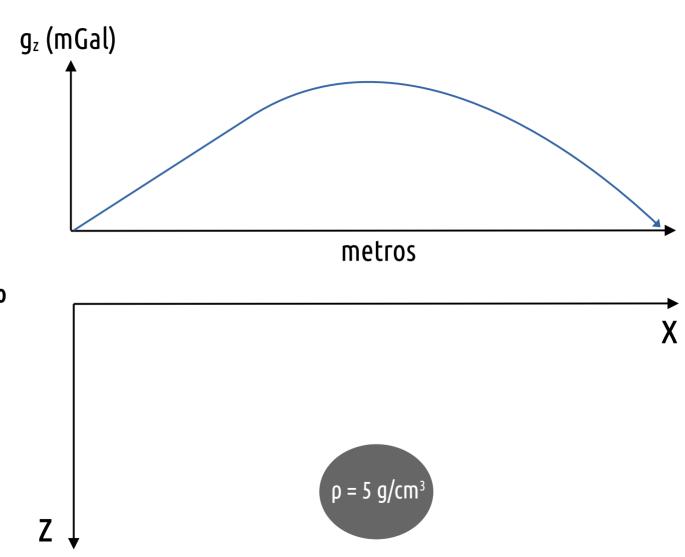
#### Problema malposto

Combinações de **diferentes geometrias e/ou distribuições de densidade**ajustam um **mesmo conjunto de dados** 



#### Problema malposto

Combinações de **diferentes geometrias e/ou distribuições de densidade**ajustam um **mesmo conjunto de dados** 

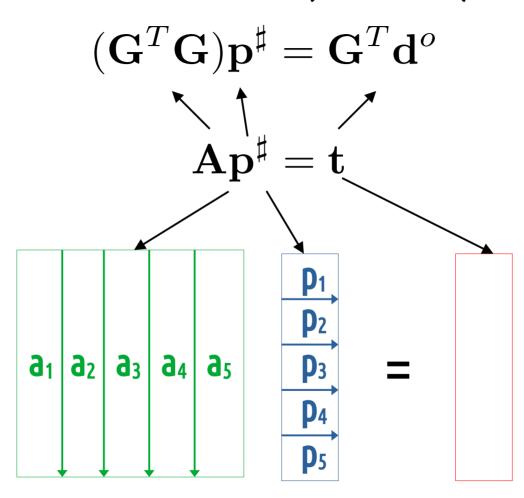


## O problema de um ponto de vista matemático

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G})\mathbf{p}^\sharp = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

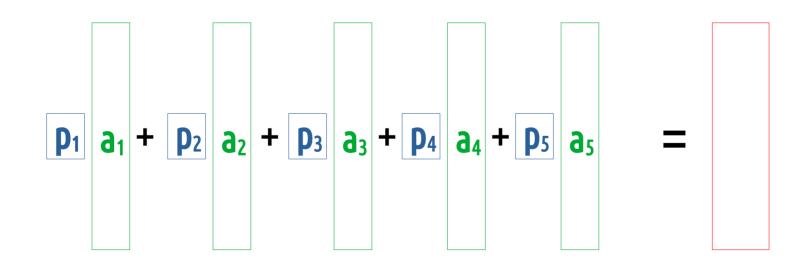
$$\mathbf{A}\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{t}$$



$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G})\mathbf{p}^\sharp = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

O vetor em vermelho é combinação linear dos vetores em verde

$$\mathbf{A}\mathbf{p}^{\sharp}=\mathbf{t}$$

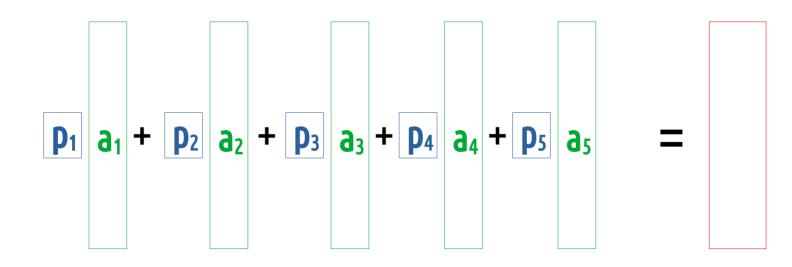


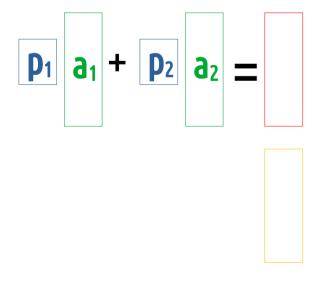
$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G})\mathbf{p}^\sharp = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

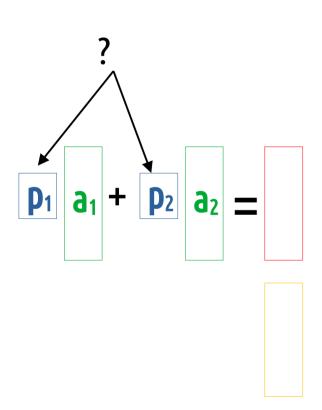
O vetor em vermelho é combinação linear dos vetores em verde

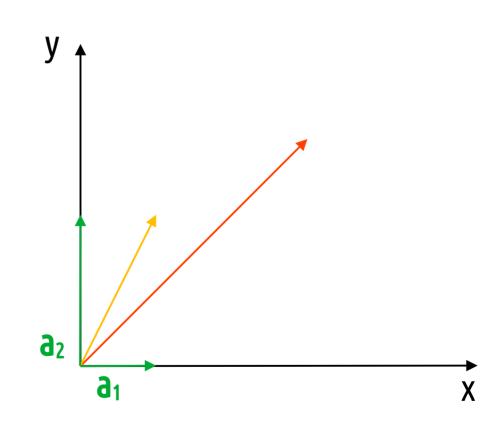
$$\mathbf{A}\mathbf{p}^{\sharp}=\mathbf{t}$$

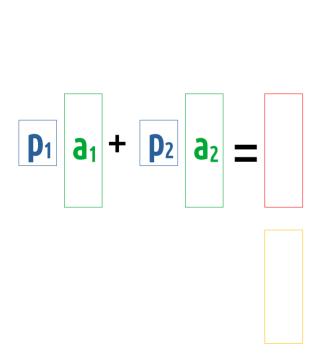
A dependência linear entre os vetores em verde nos dá uma pista do condicionamento deste sistema linear

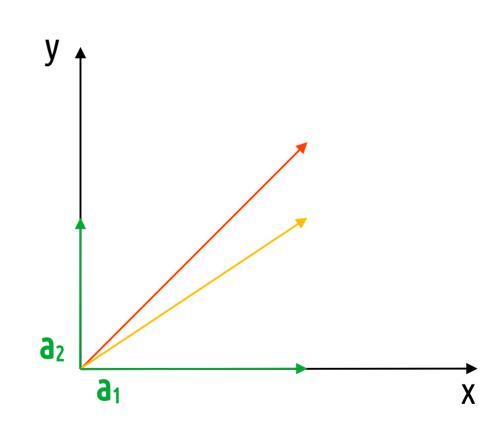






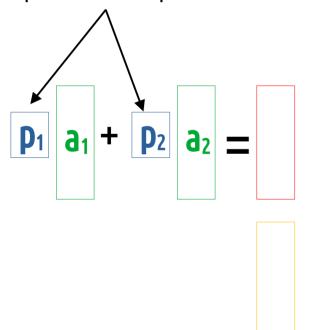


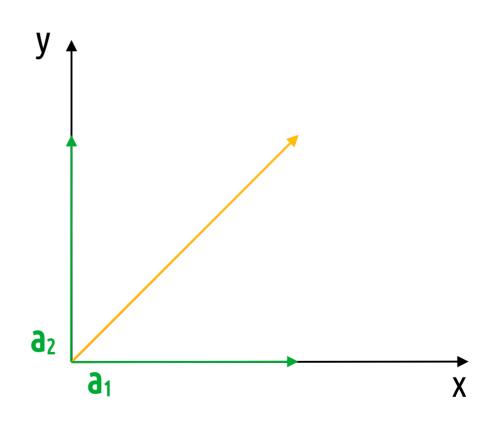




#### Exemplo em 2D

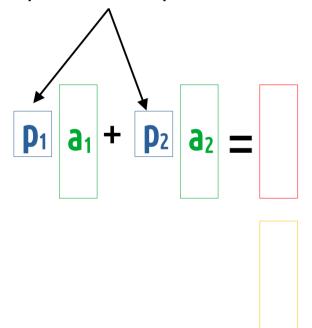
Existe somente uma única combinação de  $p_1$  e  $p_2$  que nos fazer reproduzir o vetor em vermelho

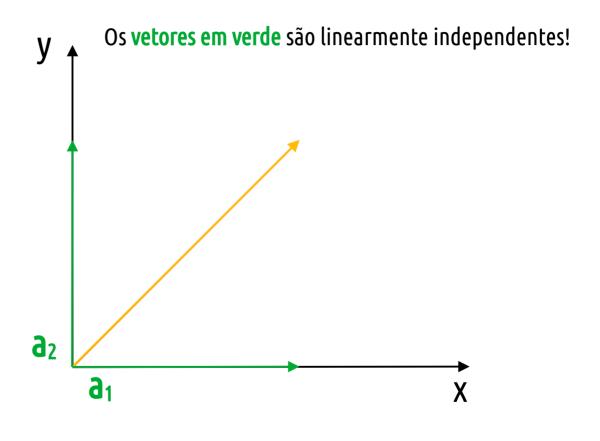


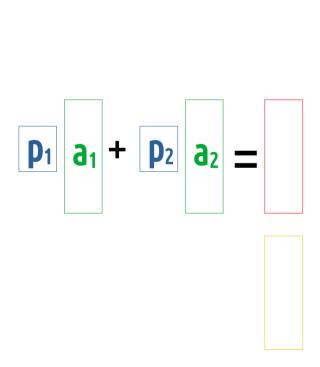


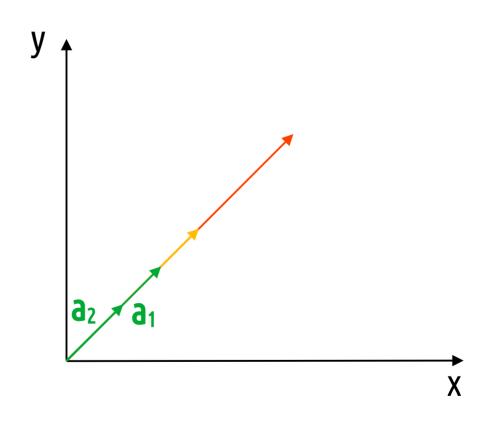
#### Exemplo em 2D

Existe somente uma única combinação de  $p_1$  e  $p_2$  que nos fazer reproduzir o vetor em vermelho



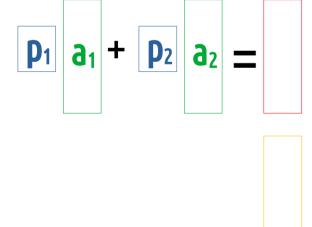


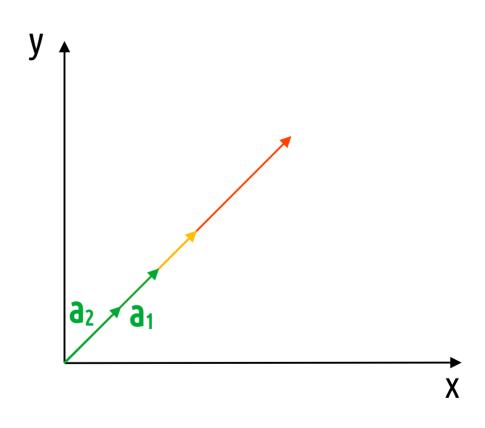




#### Exemplo em 2D

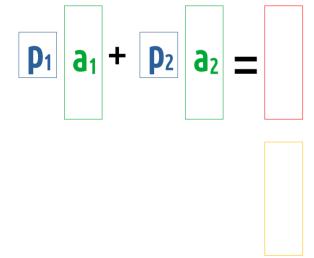
Perceba que nessa situação existem diversas combinações de  $p_1$  e  $p_2$  que reproduzem o vetor em vermelho.

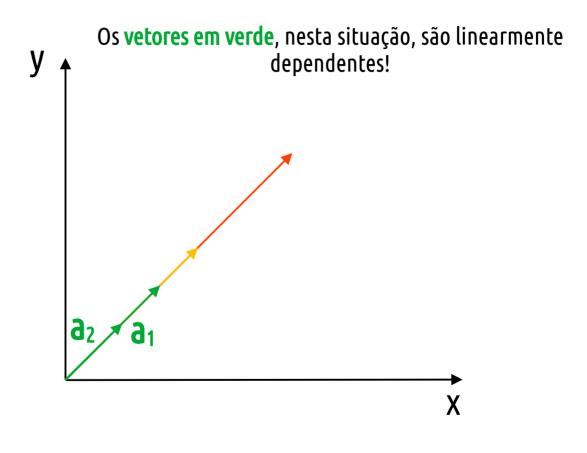




#### Exemplo em 2D

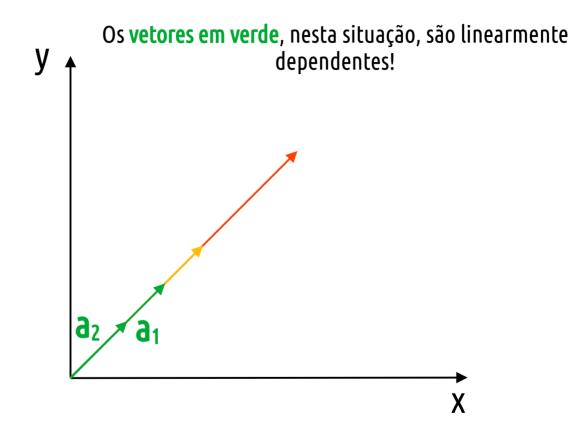
Perceba que nessa situação existem diversas combinações de  $p_1$  e  $p_2$  que reproduzem o vetor em vermelho.





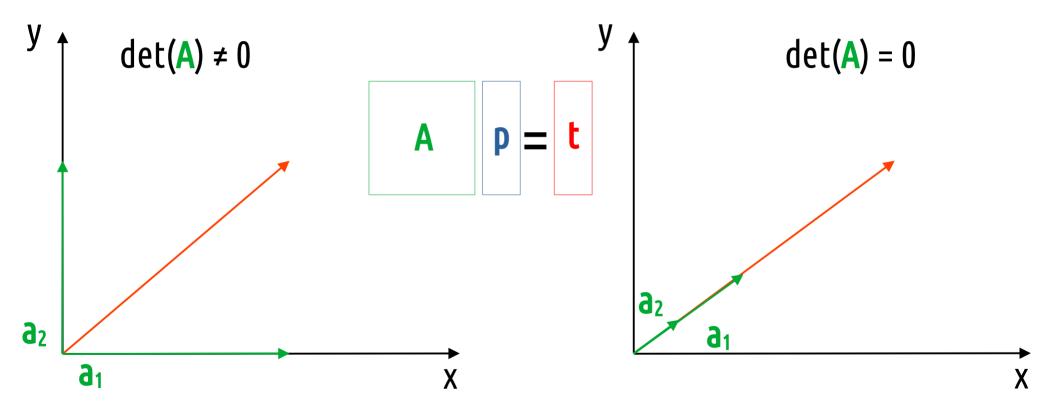
#### Exemplo em 2D

Perceba que nessa situação existem diversas combinações de  $p_1$  e  $p_2$  que reproduzem o vetor em vermelho.



Neste caso diz-se que o sistema linear é mal condicionado

#### Exemplo em 2D



Neste caso diz-se que o sistema linear é mal condicionado

### Regularização de Tikhonov (Ordem Zero e Ordem Um)

### condicionadas as matrizes envolvidas nas soluções de problemas lineares e não lineares

A regularização tem como objetivo tornar bem

Matematicamente, o que queremos é minimizar uma função tal como:

$$\Gamma(\mathbf{p}) = \varphi(\mathbf{p}) + \mu\theta(\mathbf{p})$$

Função Objetivo

O primeiro termo é a **função de ajuste** e o segundo termo é a **função** regularizadora. O parâmetro de regularização é dado por µ.

#### Regularização de Tikhonov de Ordem Zero (ou Norma Mínima)

$$\Gamma(\mathbf{p}) = \varphi(\mathbf{p}) + \mu\theta(\mathbf{p})$$

Função Objetivo

$$\theta(\mathbf{p}) = \mathbf{p}^T \mathbf{p}$$

Função regularizadora

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G} + \mu \mathbf{I})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

Estimador de mínimos quadrados regularizado (Norma mínima)

#### Regularização de Tikhonov de Ordem Um (ou Suavidade)

$$\Gamma(\mathbf{p}) = \varphi(\mathbf{p}) + \mu\theta(\mathbf{p})$$

Função Objetivo

$$\theta(\mathbf{p}) = \mathbf{p}^T \mathbf{R}^T \mathbf{R} \mathbf{p}$$

Função regularizadora

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G} + \mu \mathbf{R}^T\mathbf{R})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T\mathbf{d}^o$$

Estimador de mínimos quadrados regularizado (Suavidade)

## Exemplo

A Camada equivalente

propriedade física por uma distribuição bidimensional.

De acordo com a Teoria do Potencial é possível **recuperar o** 

efeito gerado por uma distribuição tridimensional de

#### também, mais recentemente, interpretação dos corpos em

Em geral, esta técnica serve para processamentos de dados

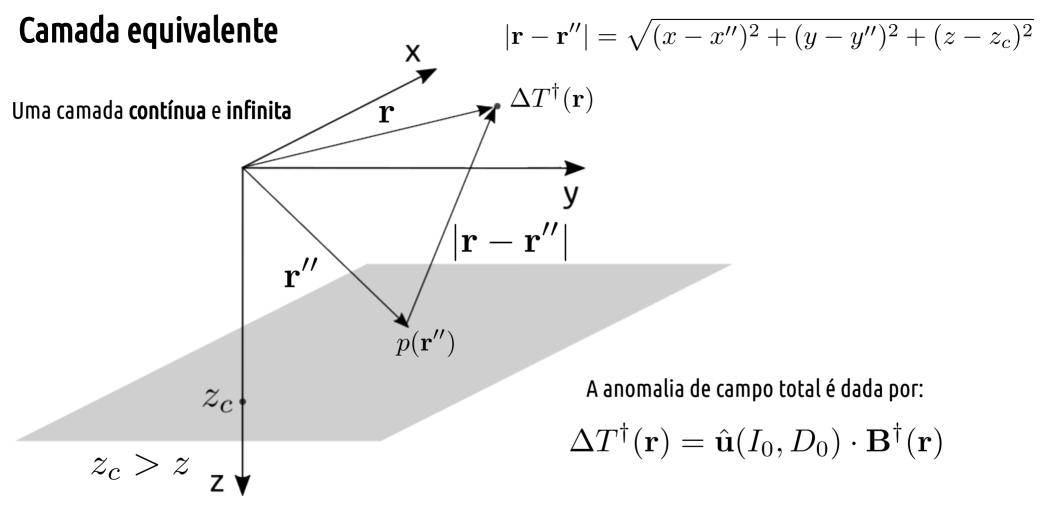
potenciais (dados de gravidade ou magnéticos), como

subsuperfície.

## Camada equivalente $|\mathbf{r} - \mathbf{r}''| = \sqrt{(x - x'')^2 + (y - y'')^2 + (z - z_c)^2}$ $B_{\alpha}^{\dagger}(\mathbf{r})$ Uma camada **contínua** e **infinita**

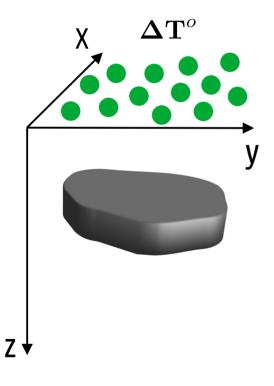
As **componentes do campo** são dadas por:

$$B_{\alpha}^{\dagger}(\mathbf{r}) = \gamma_m \int_{-\infty}^{+\infty} \int_{-\infty}^{+\infty} p(\mathbf{r}'') \, \hat{\mathbf{u}}(I, D) \cdot \partial_{\alpha} \nabla \frac{1}{\| \mathbf{r} - \mathbf{r}'' \|_{2}} \, dS''$$



#### O problema geofísico

Fonte magnética 3D

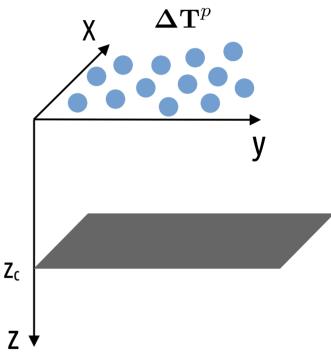


Recuperar o efeito de uma fonte 3D por uma **camada plana** abaixo da superfície de observação

$$oldsymbol{\Delta}\mathbf{T}^o = egin{bmatrix} \Delta T_1 \ dots \ \Delta T_n \end{bmatrix}$$

Vetor de dados observados

Camada equivalente

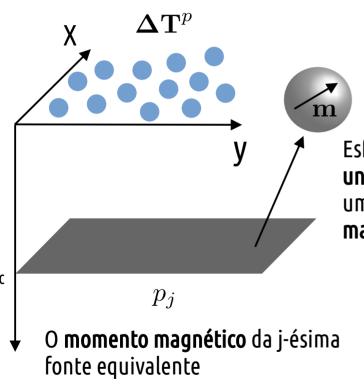


#### Modelagem direta

A **anomalia de campo total predita** no i-ésimo ponto de observação gerada por uma **fonte equivalente** é dada por:

Camada equivalente

$$\Delta T_i^p = \gamma_m \hat{\mathbf{F}}_0^T \mathbf{M}_{ij} \mathbf{m} p_j$$



Esferas de volume unitário, que associamos uma mesma direção de magnetização

$$\mathbf{M}_{ij} = \begin{bmatrix} \partial_{xx} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{xy} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{xz} \frac{1}{l_{ij}} \\ \partial_{yx} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{yy} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{yz} \frac{1}{l_{ij}} \\ \partial_{zx} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{zy} \frac{1}{l_{ij}} & \partial_{zz} \frac{1}{l_{ij}} \end{bmatrix}$$

Hessiana

$$l_{ij} = \sqrt{(x_i - x_j)^2 + (y_i - y_j)^2 + (z_i - z_c)^2}$$

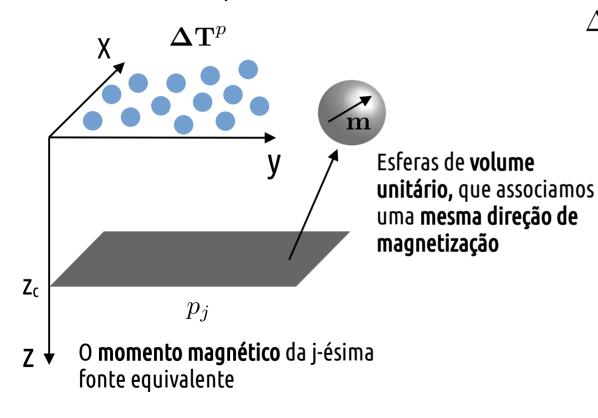
Distância entre o i-ésimo ponto e a j-ésima fonte equivalente

#### Modelagem direta

A **anomalia de campo total predita** no i-ésimo ponto de observação gerada por uma **fonte equivalente** é dada por:

Camada equivalente

$$\Delta T_i^p = \gamma_m \hat{\mathbf{F}}_0^T \mathbf{M}_{ij} \mathbf{m} p_j$$

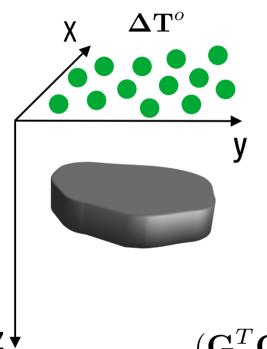


$$\mathbf{p} = \begin{bmatrix} p_1 \\ \vdots \\ p_m \end{bmatrix}$$

O vetor de parâmetros

#### A inversão dos dados

Fonte magnética 3D



Queremos estimar uma distribuição de momentos que minimize a distância entre os dados observados e os dados preditos gerados pela camada!

$$\Gamma(\mathbf{p}) = \varphi(\mathbf{p}) + \mu\theta(\mathbf{p})$$

Função objetivo

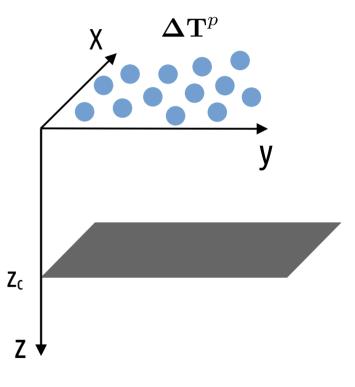
$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G} + \mu\mathbf{I})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T\mathbf{\Delta}\mathbf{T}^o$$

Estimador de mínimos quadrados (Norma mínima)

$$(\mathbf{G}^T\mathbf{G} + \mu \mathbf{R}^T\mathbf{R})\mathbf{p}^{\sharp} = \mathbf{G}^T \mathbf{\Delta} \mathbf{T}^o$$

Estimador de mínimos quadrados (Suavidade)

Camada equivalente



#### Referências Bibliográficas

Aster, R. C., Thurber C. H. & Borchers, B., 2018, Parameter estimation and inverse problems. Third Edition. Academic Press

Blakely, R. J., 1996, Potential theory in gravity and magnetic applications: Cambridge University Press.

Dampney, C. N. G., 1969, The equivalent source technique: Geophysics, 34, 39–53, doi: 10.1190/1.1439996.

Leão, J. W. D., and J. B. C. Silva, 1989, Discrete linear transformations of potential field data: Geophysics, 54, 497–507, doi: 10.1190/1.1442676.

Oliveira, V. C., Jr., V. C. F. Barbosa, and L. Uieda, 2013, Polynomial equivalent layer: Geophysics, 78, no. 1, G1–G13, doi: 10.1190/geo2012-0196.1.

Reis, A. L. A. Reis, Oliveira Jr, V. C., and Barbosa, V. C. F., (2020). Generalized positivity constraint on magnetic equivalent layers. Geophysics, 85(6), 1-45.



Até breve!