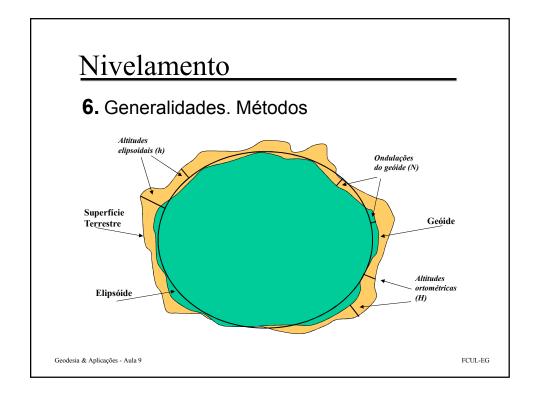
6. Generalidades. Métodos

- a) Designa-se por *nivelamento* toda e qualquer técnica de geodesia que determina as altitudes referidas a um sistema de referência (datum altimétrico);
- b) Chama-se **altitude ortométrica** (H) de um ponto A à distância vertical medida ao longo da linha de força do campo gravítico terrestre, entre o ponto e a superfície do geóide (referência);
- c) Chama-se **altitude elipsoidal** ou **elipsóidica** (h) de um ponto A à à distância medida ao longo da normal ao elipsóide, entre o ponto e a superfície do elipsóide de referência;

h = H + N

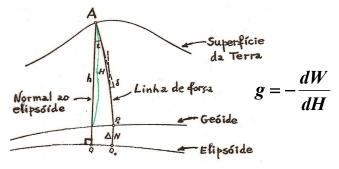
d) A menos de um erro de obliquidade, a diferença entre as duas altitudes geodésica, designa-se por **ondulação do geóide** (N) ou altura do geóide (afastamento entre o elipsóide e o geóide);

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG



Generalidades. Métodos

e) Enquanto que a altitude elipsoidal é puramente geométrica, já a altitude ortométrica é uma grandeza física (gravítica), mede o afastamento ente superfícies equipotenciais;



Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6. Generalidades. Métodos

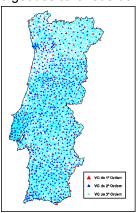
- f) Métodos de nivelamento por nível decrescente de precisão:
 - Nivelamento geodésico (geométrico ou directo);
 Nivelamento hidrostático;

 - Nivelamento trigonométrico (ou indirecto);
 - Nivelamento barométrico.
- g) Salvo raras excepções, os métodos usados na geodesia <u>são o geométrico e o trigonométrico</u>, contudo só o nivelamento geodésico directo permite obter a precisão geodésica de 1 ppm (1 mm/km);
- h) O nivelamento trigonométrico (5-10 cm/km) é importante por ser o único que permite alcançar os vértices geodésicos;
- i) O nivelamento geométrico é limitado a pequenos desníveis, límita-se a percorrer as vias rodoviárias;

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6. Generalidades. Métodos

j) Rede geodésica e rede de nivelamento geométrico





Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.1 Nivelamento barométrico

- a) Como o nome indica, baseia-se na medição da pressão atmosférica num dado ponto com a qual se deduz o valor da altitude;
- b) O peso de uma coluna de ar desde a altura H até aos limites atmosféricos, resulta da relação integral $p\cong \int_H^{40km}\rho_a\overline{g}dH$
- c) Assumindo a lei dos gases perfeitos pode-se escrever o desnível entre dois pontos por

$$H_2 - H_1 = \int_{H_1}^{H_2} dH = \int_{p_1}^{p_2} \frac{p_s T}{g_s \rho_s T_s p} dp = \frac{H_s T}{T_s} \int_{p_1}^{p_2} \frac{dp}{p}$$

resultando

$$\Delta \boldsymbol{H} = \frac{\boldsymbol{H}_{S}\boldsymbol{T}}{\boldsymbol{T}_{s}} (\boldsymbol{\ln p_{1}} - \boldsymbol{\ln p_{2}})$$

em que "s" se refere às condições atmosféricas padrão.

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.1 Nivelamento barométrico

- d) Este modelo, conhecido por Equação de Lapalce, é válida apenas sob a hipótese isotérmica da coluna de ar;
- e) Os pontos devem supostamente estar na mesma linha de prumo, caso contrário, é necessário que as superfícies isobáricas sejam paralelas (só em curtas distâncias);
- f) Devido à variação da densidade, as isobáricas variam com o tempo;
- g) A pressão tradicionalmente mede-se em bars:

- e é equivalente à pressão exercida por 750,06 mm de mercúrio;
- h) A pressão normal à superfície da Terra é

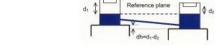
1 atmosfera = 1013,25 mbar = 760 mm Hg = 1013,25 hPa

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

Nivelamento

6.2 Nivelamento hidrostático

a) O nivelamento hidrostático baseia-se no princípio dos vasos comunicantes:

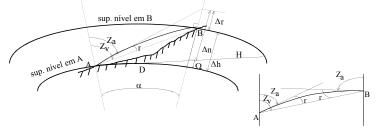


- b) É uma técnica muito específica que dá grandes precisões mas só é aplicado em condições muito particulares, ligação de pontos muito próximos (controlo de movimentos verticais do terreno ou estruturas); é muito utilizado na indústria, e em centros de pesquisa, como CERN;
- c) A grande escala, temos o exemplo da ligação das redes de nivelamento da Suécia e Dinamarca: foi utilizado um tubo de 19 km e as medidas foram feitas com a precisão de 0.1 mm/Km;

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EC

6.3 Nivelamento trigonométrico

- a) O nivelamento geodésico indirecto é realizado com as medições de distância zenital e distância inclinada (pode ser deduzida);
- b) Permite medir grandes desníveis e com grandes alcances, e por isso foi utilizado nas redes geodésicas;
- c) Apresenta o grande inconveniente da refracção, atenuado com a observação de zenitais recíprocas e simultâneas;



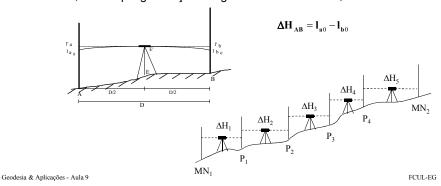
Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

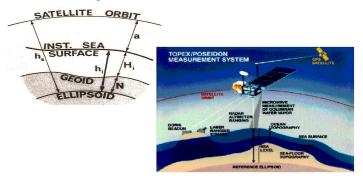
6.4 Nivelamento geométrico

- a) A medição directa é feita em lanços de 80-100 m, perfazendo troços de 1 km, os quais constituem sub-secções de nivelamento;
- b) As medições são feitas com níveis de alta precisão, as miras são de invar, com dupla graduação e regularmente calibradas;



6.5 Técnicas espaciais e remotas

a) *Altimetria de satélite*, baseia-se no conhecimento rigoroso da órbita do satélite e na medição indirecta da superfície dos oceanos ou de gelo



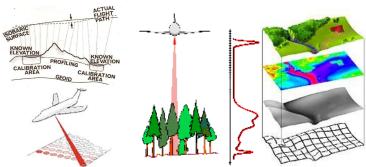
FCUL-EG

Geodesia & Aplicações - Aula 9

Nivelamento

6.5 Técnicas espaciais e remotas

b) Altimetria laser (LiDAR Aéreo), através de aeronaves (aviões ou helicópteros), cuja altitude é conhecida quer por GNSS quer por barometria, é medida a distância vertical da superfície terrestre e daí deduzida a altimetria:



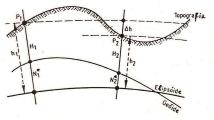
Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

6.6 Relações entre parâmetros altimétricos

- a) As altitudes usadas em redes geodésicas, e agora comummente observadas com o sistema GNSS, são puramente geométricas;
- b) Contudo, as altitudes que mais interessam à geodesia e às suas aplicações (ortométricas ou normais) estão relacionadas com o campo gravítico;

$$h_1 = H_1 + N_1^*$$
$$h_2 = H_2 + N_2^*$$

 $\Delta h = \Delta H + \Delta N^*$



Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.6 Relações entre parâmetros altimétricos

- c) Desta relação podemos formular vários tipos de problemas:
- Medindo desníveis elipsoidais (por GNSS) e tendo um modelo de geóide, podem-se transportar altitudes ortométricas:

$$H_2 = H_1 + \Delta H = H_1 + \Delta h - \Delta N^*$$

- Tendo-se simultaneamente nivelamento geométrico e altitudes elipsoidais (GNSS), pode-se determinar directamente a ondulação:

$$N_1^* = h_1 - H_1$$

- Sem contar com as actuais técnicas espaciais (GNSS), as altitudes elipsoidais necessárias no sistema geodésico são determinadas com nivelamento e modelo de geóide

 $h_1 = H_1 + N_1^*$

- Havendo deslocamentos verticais ao longo do tempo, as variações podem ser feitas quer por nivelamento quer por GNSS

$$\Delta h_{t_i,t_{i+1}} = \Delta H_{t_i,t_{i+1}}$$

6.7 Nivelamento Trigonométrico ortométrico

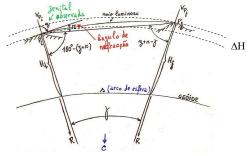
- a) É considerado aqui apenas o método de observação, cálculo e ajustamento de nivelamento trigonométrico ortométrico, já que *a passagem para o nivelamento elipsoidal exige o conhecimento dos desvios da vertical* (modelo de geóide);
- b) Embora *limitado pelas incertezas* do modelo de *refracção atmosférica*, *serve amplamente para as aplicações* topográficas (ou cartográficas) da geodesia e permite uma cobertura global da rede:
- c) Dado o fraco rigor, é legítimo adoptar um modelo matemático simplificado;
- d) Vamos supor que para distâncias relativamente pequenas (<20km) as superfícies equipotenciais são esféricas e concêntricas;
- e) Como o método é relativo, para se obter a altitude do ponto visado é necessário conhecer a altitude do ponto-estação, o transporte é então feito através de poligonais trigonométricas, ou através de redes, desde um marégrafo (datum altimétrico);

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

Nivelamento

6.7.1 Desnível trigonométrico

 a) A distância zenital observada (aparente) é afectada pelo efeito de refracção, o respectivo ângulo é a diferença ente a zenital verdadeira e a aparente



b) Desnível entre
$$P_i$$
 e P_j $\Delta H = H_j - H_i = \left(2R + H_i + H_j\right) \cdot ig\frac{\gamma}{2} \cdot \cot g\left(z + r - \frac{\gamma}{2}\right)$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.7.2 Coeficiente de refracção

a) Hipótese para o modelo de refracção: "Se a distância zenital for observada às horas de maior calor, o ângulo de refracção obedece à relação

 $r = k \cdot \frac{\gamma}{2}$

em que o coeficiente k é, aproximadamente, constante para cada região e época do ano.", [Biot];

b) Para Portugal continental o coeficiente de refracção k é, em média, igual a 0.14 (é comum o coeficiente se apresentado por k/2=0.07, é o caso da Topografia);

c) Tal como o índice de refracção (µ), esta é uma grandeza física que depende também da temperatura e pressão do ar, [Bomford, 1983]

$$k = \frac{16.25R}{206265} \cdot \frac{P_{1/3}}{T_{1/3}} \cdot \left\{ 0.0342 + \left(\frac{dT}{dH_{1/3}} \right) \right\}$$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.7.3 Expressões de desnível

a) Feitos os desenvolvimentos e as substituições, e desprezando termos muito pequenos, a expressão do desnível trigonométrico geodésico resulta na expressão:

$$\Delta H = \left(1 + \frac{H_i}{R}\right) \cdot \left(1 + \frac{\Delta H}{2 \cdot R}\right) \cdot \left(1 + \frac{s^2}{12 \cdot R^2}\right) \cdot s \cdot \cot g \left(z - (1 - k) \cdot \frac{s}{2 \cdot R}\right)$$

b) Nas *linhas muito longas* (>30 km) o cálculo é iterativo, iniciandose com os primeiros factores igual à unidade;

c) Não é necessário conhecer **s** e **R** com grande rigor, **R** pode assumir o valor do raio médio e **s** é calculado com coordenadas aproximadas das estações (problema inverso da geodesia);

d) Nas *linhas curtas* a fórmula pode sofrer grandes simplificações, aproximando-se da fórmula simplificada usada na Topografia;

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.7.3 Expressões de desnível

e) Atendendo a que $\frac{H_i}{R} \approx 0; \quad \frac{\Delta H}{2 \cdot R} \approx 0; \quad \frac{s^2}{12 \cdot R^2} \approx 0$

e fazendo o desenvolvimento em série de Taylor, tomando $\delta = (1-k) \cdot \frac{s}{2 \cdot R}$ como acréscimo de z, obtém-se

 $\Delta H = s \cdot \cot z + (1 - k) \cdot \frac{s^2}{2 \cdot R} \cdot \cos ec^2 z$

Como na geodesia se tem $z \approx 90^{\circ}$, cosec z = 1, resulta nesta condição a fórmula simplificada ou *fórmula topográfica*

 $\Delta H = s \cdot \cot z + \frac{s^2}{2 \cdot R} - \frac{k}{2 \cdot R} \cdot s^2 = s \cdot \cot z + q \cdot s^2$

f) Na Topografia temos a expressão de desnível definida com o coseno pelo facto de aí serem medidas directamente as distâncias inclinadas da visada

 $\Delta H = D_i \cdot \cos z + \Omega - \Delta r = D_i \cdot \cos z + 6.8E^{-8}D^2$

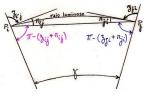
Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.7.4 Nivelamento com zenitais recíprocas

- a) O nivelamento trigonométrico com zenitais simples (expressão anterior) apresenta o problema do erro associado ao coeficiente de refracção k;
- b) Este problema resolve-se através da observação de zenitais recíprocas;



c) Sejam \mathbf{z}_{ij} e \mathbf{z}_{ji} as zenitais observadas, respectivamente, de P_i para P_j e P_j para P_i , com as quais se obtêm os respectivos desníveis recíprocos

$$H_{j} - H_{i} = s \cdot \cot z_{ij} + q \cdot s^{2}$$
$$H_{i} - H_{j} = s \cdot \cot z_{ii} + q \cdot s^{2}$$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.7.4 Nivelamento com zenitais recíprocas

d) Fazendo a subtracção ordenada de ambos os membros das igualdades, e assumindo que o valor do coeficiente de refracção é comum às duas estações P_i e P_j , o termo de q é cancelado, resultando

$$\Delta H_{ij} = -\Delta H_{ji} = H_j - H_i = \frac{s}{2} \cdot \left(\cot z_{ij} - \cot z_{ji}\right)$$

- e) A observação de zenitais recíprocas atenua o efeito da refracção sobre os desníveis trigonométricos, tornando as medidas mais exactas (efeito de refracção atenuado ou eliminado);
- f) Dado que as condições atmosféricas variam no tempo e de lugar para lugar, este tipo de observações devem ser feitas em simultâneo, para que esse efeito seja ainda menor;
- g) O valor de coeficiente de refracção assumido verifica-se nos momentos de máximo gradiente vertical da temperatura, pelo que, e ao contrário das observações azimutais, estas observações devem ser feitas na hora de maior calor (excepto para curtas distâncias, < 1 km);

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

Nivelamento

6.7.5 Determinação do coeficiente de refracção

- a) A observação de distâncias zenitas recíprocas e simultâneas permite a determinação do valor do coeficiente da refracção;
- b) Tomemos o triângulo formado pelos dois pontos e pelo centro da Terra, somando os seus ângulos internos obtemos

$$\left[\pi - (z_{ij} + r_{ij})\right] + \left[\pi - (z_{ji} + r_{ji})\right] + \gamma = \pi$$

assumindo a hipótese de Biot, os ângulos de refracção são iguais e assumem a expressão

 $r_{ij} = r_{ji} = r = k \cdot \frac{\gamma}{2} = \frac{k}{2 \cdot R}$

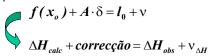
fazendo a respectiva substituição e resolvendo em ordem a k, obtemos

 $k = 1 + \left[\pi - (z_{ij} + z_{ji})\right] \cdot \frac{R}{s}$

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

6.7.6 Compensação de redes trigonométricas

a) A compensação de redes de nivelamento é feito com a mesma ferramenta usada na compensação de redes geodésicas bidimensionais, a diferença está nas equações de observação, neste caso muito mais simples



b) Esta equação de observação de desníveis pode ainda escrever-se na forma

$$dH_i - dH_i = \Delta H_{obs} - (\overline{H}_i - \overline{H}_i) + v_{ij}$$

c) Resultando para caso de uma rede com n desníveis observados em q estações, o sistema de equações lineares

$$A \cdot dH = -w + v$$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.7.6 Compensação de redes trigonométricas

- d) O *primeiro passo* para a compensação da rede é o *cálculo das altitudes ortométricas aproximadas* a partir do transporte altimétrico seguindo um dado encadeamento;
- e) Em seguida faz-se um ajustamento das equações de observação pelo m.m.q., do qual sai as correcções às altitudes aproximadas

$$\hat{H} = \overline{H} + d\hat{H}$$

- f) O modelo de ajustamento deve contemplar a precisão das observações (desníveis) e seguir a resolução do sistema de equações normais do tipo $(A^T PA) \cdot dH = -(A^T P) w$
- g) A matriz peso é, de igual modo, uma matriz diagonal calculada com o inverso das variâncias dos desníveis, que

para zenitais recíprocas: $\sigma_{\Delta H}^2 \approx \frac{s^2}{2} \cdot \sigma_z^2$ e para zenitais simples: $\sigma_{\Delta H}^2 \approx s^2 \cdot \sigma_z^2$ Geodesia & Aplicações - Aula 9

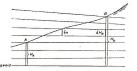
FCUL-EG

6.8 Nivelamento Geométrico

- a) As altitudes ortométricas são consideradas quantidades derivadas da diferença de potencial gravítico;
- b) Se se observar o nivelamento geométrico segundo um circuito fechado, a soma algébricas dos desníveis não é, em geral, igual a zero, mesmo que não se cometa qualquer erro de observação:

$$\delta n \neq \delta H_B$$

$$\sum_{A}^{B} \delta n \neq H_B - H_A$$



- c) A razão vem do facto das superfícies equipotenciais não serem paralelas;
- d) Tomemos a diferença de potencial correspondente a δn , então

$$-\delta W = g \cdot \delta n = g' \cdot \delta H_{\scriptscriptstyle B} \quad \Longrightarrow \quad \delta H_{\scriptscriptstyle B} = \frac{g}{g'} \cdot \delta n \neq \delta n$$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

FCUL-EG

Nivelamento

6.8 Nivelamento Geométrico

e) Não existe nenhuma relação directa entre o valor medido de nivelamento geométrico e o desnível ortométrico;

f) Se, juntamente com o nivelamento geométrico, se medirem valores da gravidade, obtêm-se diferenças de potencial, e o resultado é independente do percurso seguido $\Delta W_{AB} = W_B - W_A = -\sum_{1}^{B} g \cdot \delta n = -\int_{A}^{B} g dn$

g) Se se fizer um percurso fechado então
$$\Delta W = -\oint_A g dn = W_A - W_A = 0$$

mas, o mesmo não se passa com o desnível geométrico $\Delta n = -\oint_{\mathcal{A}} dn \neq 0$

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.8 Nivelamento Geométrico

h) O desnível ortométrico obtém-se então, a partir dos desníveis geométricos corrigidos dos valores da gravidade medidos nas estações de nivelamento

$$\Delta \boldsymbol{H}_{AB} = \Delta \boldsymbol{n}_{AB} + \boldsymbol{O}\boldsymbol{C}_{AB}$$

onde ${
m OC}_{
m AB}$ é uma correcção gravimétrica dada por

$$OC_{AB} = \sum_{A}^{B} \frac{g - \gamma_{0}}{\gamma_{0}} \delta n + \frac{\overline{g}_{A} - \gamma_{0}}{\gamma_{0}} H_{A} + \frac{\overline{g}_{B} - \gamma_{0}}{\gamma_{0}} H_{B}$$

 $\overline{m{g}}_A$ e $\overline{m{g}}_B$ são os valores da gravidade média da vertical de A e B, respectivamente, que podem ser obtidos de forma aproximada por

$$\overline{g} = g + 0.0424 \cdot H$$

i) A compensação de redes de nivelamento geométrico é feita nos mesmos moldes que no nivelamento trigonométrico. Depois de corrigidas as observações, são aplicadas as mesmas equações com os devidos pesos.

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

Nivelamento

6.8 Nivelamento Geométrico

 A densa rede de estações de gravimetria relativa percorre as linhas de nivelamento e a rede de vértices geodésicos, e é apoiada em 2 estações de gravimetria absoluta.

$$g = g_{abs} + \delta g_{rel}$$

 Esta rede permite a interpolação de g para cada ponto de nivelamento geométrico Gair S

Estações Abroluiza

Estações Abroluiza

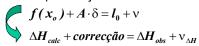
Estações Abroluiza

Mártola

Geodesia & Aplicações - Aula 9

6.8 Nivelamento Geométrico

j) A compensação de redes de nivelamento geométrico tem a particularidade de cada equação de observação se referir ao desnível de troços e não de simples lanços



k) A equação de observação de desníveis escreve-se na forma

$$dH_{i} - dH_{i} = \Delta H_{obs} - (\overline{H}_{i} - \overline{H}_{i}) + v_{ij}$$

m) Para o caso de uma rede com n troços observados entre q estações de nivelamento principal (NP), a resolução do sistema de equações lineares $A\cdot dH = -w + v$

devolve as correcções às cotas iniciais das MN, com o qual se obtêm as coordenadas compensadas;

Geodesia & Aplicações - Aula 9 FCUL-EG

Nivelamento

6.9 Diferentes altitudes ortométricas

a) Considere-se a seguinte grandeza, C, designada por números geopotenciais:

 $C = W_0 - W = \int_0^A g dn$

b) Obtém-se a altitude ortométrica, explicitamente definida por:

$$H = -\int_{W_0}^{W} \frac{dW}{g} = \int_{0}^{C} \frac{dC}{g} = \frac{C}{\overline{g}}$$

- c) Assim, podem-se definir outros tipos de altitude, em função da grandeza de gravidade utilizada:
 - Altitude normal: Altitude dinâmica:

$$H^* = -\int_{W_*}^{W} \frac{dW}{\gamma} = \frac{C}{\bar{\gamma}}$$

 $H^{dyn} = -\int_{W_0}^{W} \frac{dW}{\gamma_0} = \frac{C}{\gamma_0}$

Geodesia & Aplicações - Aula 9