

SUR L'EFFET DE LA REFRACTION

DANS LES OBSERVATIONS TERRESTRES

Par

Mr. L. EULER.

Comme à cause de la réfraction les étoiles nous paroissent plus élevées au dessus de l'horizon qu'elles ne le sont effectivement, le même phénomène se rencontre aussi dans les observations terrestres, où les objets nous paroissent toujours plus hauts, que s'il n'y avoit point de réfraction. La raison en est, que les rayons de lumière ne viennent jamais par des lignes droites jusqu'à nos yeux, comme on le suppose ordinairement, mais qu'ils se trouvent tant soit peu courbés, en tournant leur concavité vers le bas. Ainsi supposant un objet en O, d'où un rayon parvient en A suivant la ligne courbe OA, la direction de ce rayon en A est la droite AZ, qui touche la courbe en A, & l'oeil, qui reçoit ce rayon, jugera que l'objet se trouve quelque part dans cette tangente AZ & par conséquent plus élevé, que si le rayon étoit parti de O en ligne droite OA. Je me propose donc, de développer ici cet effet de la réfraction & de déterminer tous les phénomènes, qui en résultent.

Tab. II. Fig. 1.

Pour mettre cette question dans tout son jour, il faut aussi avoir égard à la courbure de la Terre. Soit donc C le centre de la Terre & que le cercle AET en représente la surface, dont tous les points soient situés au même niveau; & en supposant le rayon CA = a, qu'on a

Fig. 2.

trouvé être de 13269297 Toises, soit IA le lieu de l'observateur & Z un objet quelconque, d'où un rayon de lumière parvient par la ligne ZA dans l'œil du spectateur en A , ou la tangente de cette courbe ZA fait avec la direction verticale AB l'angle $BAT = \zeta$, qui marquera donc la distance apparente de l'objet au zénith B . Qu'on tire du centre de la Terre O à l'objet Z la droite CZ , & qu'on nomme l'angle $ACZ = \Phi$, de sorte que l'arc AIX sera exprimé par $a\Phi$, qui sera la distance horizontale entre le lieu de l'observateur en A & celui de l'objet en Z . Cela posé, & connoissant les deux angles ζ & Φ , on demande quelle sera la véritable élévation de l'objet Z au dessus de la surface de la Terre, ou bien on cherche la ligne droite XZ que je nommerai dans la suite $= x$, & la ligne $CZ = z$, de sorte $z = a + x$, & la ligne XZ sera l'élévation de l'objet au dessus du niveau au point A .

Tab. III.
Fig. 3.

Où Puisque la courbure de ce rayon ZA est causée par la différence de densité de l'Atmosphère entre l'objet en Z & l'œil en A , il faut commencer par déterminer la loi, suivant laquelle la densité de l'air diminue en montant en haut; puisqu'il est certain, qu'à égales hauteurs au dessus de la surface de la Terre la densité de l'air est partout la même; attendu que sans cette condition l'atmosphère ne sauroit être en équilibre. Posant donc pour le lieu de l'observateur en A la densité de l'air $= c$, & si à une hauteur AQ quelconque $= x$ il y a la densité $= q$, il s'agit de déterminer le rapport entre c & q pour chaque hauteur $AQ = x$. Pour cet effet on peut ici hardiment supposer, que les densités de l'air sont proportionnelles à son élasticité, ou à la hauteur du baromètre; donc posant la hauteur du baromètre en $A = k$ & celle qui

qui se trouve en $Q = p$, on aura $q = \frac{p}{k}$. Montons à présent au dessus de Q à une hauteur, infiniment proche q , de sorte que en $Q q = dx$, on aura la densité en $q = q + dq$ & la hauteur du baromètre $= p + dp$; où il est clair, que les différentielles dq & dp auront des valeurs négatives. Cela posé, puisque le Baromètre a baissé de la quantité dp , pendant qu'on est monté dans l'air par l'espace dx , il faut qu'une colonne de Mercure de la hauteur $= dp$ ait le même poids qu'une colonne d'air de la hauteur $= dx$.

Posons donc la gravité spécifique du Mercure à celle de l'air en A , dont la densité est $= c$, comme m à 1, où l'on sait, qu'il y a à peu près $m = 10000$ & partant, si la densité de l'air en Q étoit encore $= c$, une colonne de Mercure de la hauteur $= dp$ auroit le même poids qu'une colonne d'air de la hauteur $m dp$. Mais puisque la densité en Q qui est $= q$ est moindre que c , cette hauteur trouvée $m dp$ doit être augmentée dans la raison de q à c , d'où elle sera $= \frac{m c dp}{q}$, qu'il faut par conséquent égaler à la hauteur dx ; d'où nous tirons cette équation $dx = \frac{m c dp}{q}$, ou bien $dx = -\frac{m k dp}{p}$, dont l'intégrale nous donne $x = -m k l p + \text{const.}$ & cette constante doit être déterminée en sorte, que faisant $x = 0$ il devienne $p = k$; d'où l'on tire $x = m k l \frac{k}{p}$, ou bien $x = m k l \frac{c}{p}$. Or sur la surface de la Terre on peut supposer $k = 28$ pouces, ou bien $k = 2\frac{1}{5}$ pieds de Paris, de sorte que $m k$ exprimera une hauteur de 23333 pieds, ou bien en toises de six pieds on aura à peu près $m k = 4000$ Toises.

Ayant donc trouvé l'équation $\frac{x}{m k} = b \frac{k}{p} = \sqrt{\frac{c}{q}}$ on en peut aisément déterminer pour chaque hauteur x la densité de l'air q , qui répond à cette hauteur ; car prenant e pour le nombre, dont le logarithme hyperbolique $\frac{c}{q}$ on aura $\frac{c}{q} = e^{\frac{x}{m k}}$, ou bien $\frac{q}{c} = e^{-\frac{x}{m k}}$. Donc puisque dans les observations terrestres la hauteur x est toujours très petite par rapport à $m k$, on aura à peu près $\frac{q}{c} = 1 - \frac{x}{m k} + \frac{x^2}{2 m^2 k^2} - \frac{x^3}{6 m^3 k^3}$; où l'on pourra se contenter pour la plupart de pareilles observations des deux premiers termes $1 - \frac{x}{m k}$, à moins qu'on n'ait à mesurer des montagnes de hauteur considérable.

Après avoir déterminé la densité de l'air pour toutes les hauteurs du niveau de l'observateur en A, il faut développer la réfraction, que souffre un rayon de lumière, en passant d'un air quelconque dans une autre couche de densité différente. Pour cet effet considérons un rayon, qui passe du vuide dans un air ordinaire, dont la densité = c , & supposons la raison du sinus d'incidence à celui de réfraction, comme 1 à $1 - \delta$, où l'on se fait, que δ est une fraction très petite, dont la valeur peut être estimée à $\frac{c}{10000}$. De là il s'en suit, que si l'air étoit plus ou moins dense que c , la réfraction seroit aussi plus ou moins forte selon le même rapport. Ainsi lorsqu'un rayon passe du vuide dans un air de la densité = q , on peut supposer la raison de réfraction comme 1 à $1 - \frac{\delta q}{c}$. Donc réciproquement, quand un rayon passe de cet air dans le vuide, la raison de réfraction sera comme $1 - \frac{\delta q}{c}$ à 1. Que ce même rayon passe à présent du vuide dans un air de la densité = r , & la raison

raison de réfraction sera comme 1 à $1 - \frac{\delta r}{c}$; par conséquent, en faisant évanouir le vuide entre ces deux airs, de sorte que le rayon passe d'un air de la densité q dans un autre de la densité r immédiatement, la raison de réfraction sera comme $1 - \frac{\delta q}{c}$ à $1 - \frac{\delta r}{c}$, ou bien, puisque δ est une fraction extrêmement petite, comme $1 : 1 + \frac{\delta(q-r)}{c}$.

Supposons maintenant que ces deux densités q & r diffèrent infiniment peu l'une de l'autre, ou bien posons $r = q + dq$, & pour le cas, où un rayon passe de l'air q dans l'air $q + dq$, la raison de réfraction sera comme 1 à $1 - \frac{\delta dq}{c}$ & partant réciproquement, lorsque le rayon passe de l'air de la densité $q + dq$ dans un air de la densité q , la raison de réfraction sera comme $1 - \frac{\delta dq}{c}$ à 1, ou bien comme 1 à $1 + \frac{\delta dq}{c}$. Ayant donc trouvé ci-dessus

$\frac{c}{m k} = \frac{x}{m k}$, en différentiant on aura $\frac{dq}{q} = -\frac{dx}{m k}$, ou bien $\frac{dq}{q} = -\frac{q dx}{m k}$, & partant la raison de réfraction pour le dernier cas sera comme 1 à $1 - \frac{\delta q dx}{c m k}$.

Ayant déterminé ces deux articles, nous n'avons qu'à envisager toute l'Atmosphère comme composée d'une infinité de couches d'air infiniment minces & toutes concentriques entre elles, en sorte que le centre de la Terre soit leur centre commun, & il nous est permis ici de faire abstraction de la véritable figure de la Terre, de la même manière que nous n'avons pas besoin de tenir compte des différens degrés de chaleur, qui pourroient troubler l'estime de la densité différente, attendu que nous nous bornons uniquement à des objets terrestres qui ne sauroient jamais s'étendre à des distances si grandes que l'effet des différentes modifications de la chaleur pourroient devenir sensibles.

Tab. II.
Fig. 4.

Après ces préparations soit O l'objet que le spectateur en A observe & qu'il voit par le rayon courbé OZA , qui fasse avec la verticale AB l'angle $BAZ = \zeta$, le rayon de la Terre étant comme ci-dessus $AC = a$. Maintenant considérons un élément quelconque Zz de la courbe $AZzO$ & ayant tiré au centre les droites ZC & zC , qui coupent la surface de la Terre en X & x , nommons l'angle $ACZ = \phi$ & la distance $CZ = z$, de sorte que, posant la hauteur du point Z au dessus du niveau de A , ou bien la ligne $XZ = x$, il y ait $Z = a + x$; donc pour le point z nous aurons l'angle $ACz = \phi + d\phi$ & partant l'angle $ZCz = d\phi$ & la distance $Cz = z + dz$. Outre cela tirons aussi au point Z la tangente ZT & en baissant du point C la perpendiculaire $CT = t$ & nommant l'angle $CZT = \omega$ on aura $\sin. \omega = \frac{t}{z}$.

Maintenant qu'on décrive du centre C par le point Z l'arc de cercle NZu , qui nous représentera la couche de l'Atmosphère, qui passe par le point Z & qui sépare l'air supérieur de celui qui est plus près de la surface, & alors l'élément zZ nous représente la direction du rayon, qui entre dans la couche NZu ; & puisque la droite CZ continuée jusqu'en s est perpendiculaire à cette couche, l'angle zZs sera l'angle d'incidence. Puis donc que nous venons de nommer l'angle $CZT = \omega$, nous aurons l'angle $CzZ = \omega + d\omega$; or l'angle zZs , étant externe par rapport au triangle CZz , sera égal à la somme des angles CzZ & ZCz , & partant on aura l'angle d'incidence $zZs = \omega + d\omega + d\phi$; & il est évident qu'à cet angle d'incidence répond l'angle de réfraction $CZT = \omega$, d'où le sinus d'incidence sera $\sin. (\omega + d\omega + d\phi) = \sin. \omega + (d\omega$

$(d\omega + d\Phi) \cot. \omega$, le sinus de réfraction étant $\sin. \omega$, ce qui donne cette analogie :

$$\sin. d'incidence \text{ à } \sin. \text{ de réfraction } = \sin. \omega + (d\omega + d\Phi) \cot. \omega : \sin. \omega \\ = 1 : 1 - \frac{(d\omega + d\Phi) \cot. \omega}{\sin. \omega}$$

Supposant à présent la densité de l'air en $Z = q$, comme ci-dessus, celle en z sera $q + dq$, de sorte que nous avons ici le cas, où le rayon passe d'un air de la densité $q + dq$ dans un air de la densité q , pour lequel nous avons vu ci-dessus, que la raison de réfraction est $1 : 1 + \frac{dq}{c}$ & partant nous en tirons cette égalité :

$$\frac{dq}{c} = (d\omega + d\Phi) \cot. \omega. \text{ Or nous avons vu aussi que pour la hauteur } XZ = x \text{ on aura } \frac{x}{q} = \frac{c}{mk}, \text{ d'où il s'ensuit } dq = -\frac{qdx}{mk} = -\frac{qdz}{mk} \text{ \& cette valeur substituée nous fournit l'équation } \frac{dqdz}{mck} = (d\omega + d\Phi) \cot. \omega, \text{ ou}$$

bien à cause de $\frac{q}{c} = e^{-\frac{x}{mk}}$ il y aura

$$\frac{\delta e^{-\frac{x}{mk}} dz}{mk} = (d\omega + d\Phi) \cot. \omega;$$

d'où il faut déterminer la nature de la courbure du rayon AZO , pour en déduire ensuite tous les phénomènes de la réfraction.

Cette équation pourra être simplifiée en réduisant toutes les quantités, qui y entrent, aux deux variables $CZ = z$ & $CT = t$; car d'abord nous aurons $\sin. \omega = \frac{t}{z}$

& partant $\cot. \omega = \frac{\sqrt{z^2 - t^2}}{t}$ & de là en prenant la différentielle $d\omega = \frac{zdt - t dz}{z^2 \sqrt{z^2 - t^2}}$. Ensuite en vertu de la similitude des triangles CZT & Zxu & à cause de $Zu = zd\Phi$ & $uz = dz$, nous aurons $CT : ZT = Zu : zu$ c'est à dire $t : \sqrt{z^2 - t^2} = zd\Phi : dz$ d'où

d'où l'on tire $d\Phi = \frac{dz}{z\sqrt{z^2-1}}$; par conséquent nous au-
rons $d\omega + d\Phi = \frac{dz}{\sqrt{z^2-1}}$, & puisque $\cot.\omega = \frac{z}{\sqrt{z^2-1}}$,

l'équation trouvée se réduit à cette forme : $\frac{\delta e^{-\frac{x}{mk}} dz}{mk} = \frac{dt}{t}$
qui à cause de $x = z - a$, ne renferme que deux varia-
bles z & t , & dont l'intégration n'a aucune difficulté.

Mais avant que de prendre l'intégrale de cette
équation, elle nous fournit une manière fort aisée de dé-
terminer le rayon de courbure au point Z, dont l'ex-
pression, comme on sçait, est $\frac{z dz}{dt}$: Puis donc que l'équation

trouvée nous donne d'abord $\frac{dz}{dt} = \frac{mk e^{-\frac{x}{mk}}}{\delta t}$ le rayon de

courbure en Z fera $\frac{mk z e^{\frac{x}{mk}}}{\delta t} = \frac{mk e^{\frac{x}{mk}}}{\delta \sin.\omega}$. Transportons à

présent le point Z en A, lieu du spectateur, en suppo-
sant $z = a$, $x = 0$ & $\omega = \zeta$, d'où le rayon de courbure
au point A devient $= \frac{mk}{\delta \sin.\zeta}$. Or il est évident que puis-
que l'intervalle AO ne sçauroit jamais devenir considéra-
ble par rapport au rayon de la Terre, la même cour-
bure doit sensiblement regner par toute l'étendue du rayon
AZO, de sorte, qu'on peut regarder cette courbe com-
me un arc de cercle décrit du rayon $= \frac{mk}{\delta \sin.\zeta}$, & cela
nous fournit une manière très facile de résoudre toutes
les questions, qu'on pourroit proposer sur les observations
de cette nature. Començons de profiter de cet avantage
dans les observations ordinaires du nivellement, où l'an-
gle ζ est de 90 degrés.

Applica-

Application de cette Théorie à la correction
du nivellement.

Les instrumens, dont on se sert pour niveller, nous Tab. II.
découvrent la véritable direction horizontale à l'endroit de Fig. 50
l'observateur en A; par conséquent la direction du
rayon, qui entre dans l'oeil du spectateur, est horizontale
& partant, l'angle $\zeta = 90^\circ$. Supposons donc, qu'on veuil-
le pousser le nivellement jusqu'à l'endroit D de la sur-
face de la Terre, où l'on érige verticalement une pique,
sur la quelle on marque le point O, qu'on découvre en
passant par le Niveau, de sorte, que le rayon de lumière,
qui passe du point O dans l'oeil du spectateur placé en A,
décrit la ligne courbe OA, que nous venons de détermi-
ner. Pour cet effet ayant tiré du centre de la Terre la
ligne CDO, nommons l'angle $ACO = \phi$ & la distance
horizontale, ou l'arc $AD = s$, de sorte que $s = a\phi$; ce-
la posé on demande la hauteur DO, à la quelle la mar-
que O sera élevée au dessus du vray horison AD; où
il faut remarquer que le point D est en niveau avec le
point A.

Puisque le rayon, qui va de O en A, est un arc
de cercle, dont le rayon est $= \frac{mk}{\delta}$, & dont la quantité
(à cause de $mk = 4000$ toises & $\delta = \frac{3}{10000}$) exprimée en
toises se trouve $= 13333333$, pendant que le rayon de
la Terre n'est que de 3269297 Toises, il est clair que le
centre de cet arc de cercle AO tombera quelque part
dans le rayon AC prolongé, qui soit en G, & nom-
mant pour abréger ce second rayon $AG = g$, il y aura
 $g = 13333333$. Maintenant pour trouver la hauteur DO
baissons du point G sur la droite prolongée OC la per-
pendiculaire GK & tirons aussi la droite $GO = g$; ce
Acta Acad. Imp. Sc. Tom. I. P. II. S qui

ce qui étant fait, puisque l'angle GCK est connu égal à $\Phi = \frac{s}{a}$, à cause de $CG = g - a$ nous aurons $GK = (g - a) \sin. \Phi$ & $CK = (g - a) \cos. \Phi$. Ainsi le triangle rectangle OKG nous fournit :

$$OK^2 = GO^2 - GK^2 = gg - (g - a)^2 \sin. \Phi^2 = gg \cos. \Phi^2 + 2ag \sin. \Phi^2 - aa \sin. \Phi^2$$

& partant

$$OK = \sqrt{(gg \cos. \Phi^2 + 2ag \sin. \Phi^2 - aa \sin. \Phi^2)}$$

Retranchons de là l'intervalle $DK = a + (g - a) \cos. \Phi$ & il nous restera la hauteur cherchée DO , qui sera

$$DO = \sqrt{(gg \cos. \Phi^2 + 2ag \sin. \Phi^2 - aa \sin. \Phi^2)} - a - (g - a) \cos. \Phi$$

où il est à remarquer, que puisque l'angle Φ ne sçauroit presque jamais surpasser un degré, de sorte qu'il y aura toujours $\sin. \Phi < \frac{1}{57}$ & $\sin. \Phi^2 < \frac{1}{3249}$, on aura à fort peu près

$$\sqrt{gg - (g - a)^2 \sin. \Phi^2} = g - \frac{(g - a)^2 \sin. \Phi^2}{2g}$$

d'où l'on tire la hauteur

$$DO = g - a - (g - a) \cos. \Phi - \frac{(g - a)^2 \sin. \Phi^2}{2g}$$

Or puisque l'angle Φ est si petit, on peut supposer $\sin. \Phi = \Phi$ & $\cos. \Phi = 1 - \frac{1}{2} \Phi^2$, ce qui nous conduit à cette formule

$$DO = \frac{(g - a) \Phi^2}{2g} (g - (g - a)) = \frac{a(g - a) \Phi^2}{2g}$$

Puis donc que $\Phi = \frac{s}{a}$, cette hauteur sera $\frac{(g - a) s^2}{2ag} = \frac{s^2}{2a} \cdot \frac{g - a}{g}$; d'où l'on voit, que, si la réfraction évanouissoit entièrement, de sorte qu'il fut $g = \infty$ & partant $\frac{g - a}{g} = 1$, cette hauteur seroit $\frac{s^2}{2a}$, comme on la suppose dans les nivellemens ordinaires.

On voit donc facilement, que les tables ordinaires, dont on se sert dans les nivellemens, & qui marquent pour

pour chaque distance horizontale s les valeurs de la formule $\frac{s^2}{4R}$ peuvent aisément être corrigées en sorte, qu'on pourra s'en servir pour trouver dans chaque cas la véritable hauteur DO ; vu qu'on n'a qu'à multiplier les hauteurs marquées dans les tables ordinaires par la fraction $\frac{3}{4}$, dont la valeur est $\approx \frac{3}{4}$ à fort peu près, en sorte que la hauteur cherchée sera $DO = \frac{3}{4} \cdot \frac{s^2}{4R}$; ou bien, on n'a qu'à multiplier les hauteurs marquées dans les tables ordinaires par $\frac{3}{4}$. De cette manière la table, que Mr. Picard a donnée autrefois dans son Traité du nivellement pour l'élevation de la ligne horizontale apparente au dessus du vrai horizon nous servira de base, & en instituant l'opération indiquée ci-dessus, nous en tirerons une autre, qui marquera la correction entière à apporter au nivellement, c'est à dire qui renferme tant la différence des horizons vrai & apparent que l'effet de la réfraction, depuis 100 jusqu'à 4000 Toises françoises de distance. Voici la table: pour toutes ces distances:

Distance	Correction
100	0000
200	0000
300	0001
400	0001
500	0002
600	0002
700	0003
800	0003
900	0004
1000	0004
1100	0005
1200	0005
1300	0006
1400	0006
1500	0007
1600	0007
1700	0008
1800	0008
1900	0009
2000	0009
2100	0010
2200	0010
2300	0011
2400	0011
2500	0012
2600	0012
2700	0013
2800	0013
2900	0014
3000	0014
3100	0015
3200	0015
3300	0016
3400	0016
3500	0017
3600	0017
3700	0018
3800	0018
3900	0019
4000	0019

Distance		Correction		
Toises	Pieds.	Pouces.	Lignes.	
100	0	0	0	
150	0	0	2 $\frac{1}{4}$	
200	0	0	4	
250	0	0	6 $\frac{1}{4}$	
300	0	0	9	
350	0	I	1 $\frac{1}{4}$	
400	0	I	4	
450	0	I	8 $\frac{1}{4}$	
500	0	2	1 $\frac{1}{4}$	
550	0	2	7 $\frac{1}{2}$	
600	0	3	0	
650	0	3	6	
700	0	4	0	
750	0	4	8 $\frac{1}{4}$	
800	0	5	3 $\frac{1}{4}$	
850	0	5	11 $\frac{1}{2}$	
900	0	6	8 $\frac{1}{4}$	
950	0	7	6	
1000	0	8	3	
1250	I	0	10 $\frac{3}{4}$	
1500	I	6	6 $\frac{3}{4}$	
1750	2	I	3 $\frac{1}{2}$	
2000	2	9	0	
2250	3	5	10	
2500	4	3	6 $\frac{1}{4}$	
3750	5	2	5 $\frac{1}{2}$	
3000	6	2	3	
3250	7	3	2 $\frac{1}{2}$	
3500	8	5	0	
3750	9	8	1 $\frac{1}{2}$	
4000	II	0	0	

Par

Par le moyen de cette Table il sera fort aisé de connoître la pente d'une rivière, qui coule de a en v , ou bien, après avoir tirée la ligne horizontale ad , qui est un arc de cercle décrit du centre de la Terre, on pourra facilement déterminer l'intervalle dv , dont la surface de l'eau en v se trouve au dessous du point d ; vû que cet intervalle dv mesure la pente de la rivière depuis a jusqu'à v . Pour cet effet soit A le lieu de l'oeil élevé au dessus de l'eau en a de l'intervalle Aa , & qu'on conçoive tirée de A la véritable ligne horizontale AD qui est pareillement un arc de cercle décrit du centre de la Terre, & après avoir érigé auprès de v verticalement une pique, qu'on y vise par un bon instrument de niveau fixé en A , par le quel on y découvre le point O , dont le rayon de lumière passe par les dioptrés de l'instrument. Ce point étant bien marqué sur la pique on n'a qu'à mesurer son élévation Ov au dessus de la surface de l'eau en v ; de cette hauteur Ov on retranche premièrement l'intervalle OD marqué dans la table, qui repond à la distance $AD = s$; & qui est $1^{\circ} 6'' 6'''$. outre cela on en retranche aussi l'intervalle $Dd = Aa$, & il restera la pente cherchée, ou bien l'intervalle dv . Ainsi si la distance AD étoit de 1500 Toises, la table marque pour cette distance l'intervalle $OD = 1^{\circ} 6'' 6'''$. Supposant donc l'élévation de l'oeil au dessus de a , ou bien $Aa = 4$ pieds, à la quelle est égale l'intervalle Dd , & qu'on ait trouvé la hauteur entière vO de $7^{\circ} 3''$. la pente de la rivière de a en v , en retranchant de $7^{\circ} 3''$. la hauteur $Od = 5^{\circ} 6'' 7'''$, sera $vd = 1^{\circ} 8'' 5'''$, ou bien à peu près $20\frac{1}{2}$ pouces.

Tab. II.
Fig. 6.

Tab. II. Application de la Théorie à la mesure de la
 Fig. 7. hauteur des objets terrestres.

Supposons, qu'on demande la hauteur de l'objet O au dessus de la vraie ligne horizontale AD tirée par l'oeil du spectateur en A, qu'on nomme la distance $AD = s$, qu'on vise par le moyen d'un bon quart de cercle fixé en A vers l'objet O, dont on trouve la hauteur au dessus de l'horison, ou bien l'angle $OAD = \theta$, de sorte, qu'ayant tiré la verticale AB, l'angle OAB soit $= 90^\circ - \theta$, qui ayant été nommé $= \zeta$, on aura $\zeta = 90^\circ - \theta$. Il s'agit donc, qu'en connoissant ces deux élémens, c'est à dire la distance $AD = s$ & l'angle $DAO = \theta$, on détermine la véritable hauteur DO.

Fig. 8. Pour résoudre cette question soit C le centre de la Terre, d'où l'on décrit par le lieu du spectateur A l'arc de cercle AD, qui nous représentera le vray horison, au dessus duquel il faut chercher la hauteur DO. Ayant tiré de l'objet O au centre de la Terre C la droite OC l'on aura l'arc $AD = s$ & partant l'angle $ACD = \frac{s}{a} = \Phi$. Maintenant puisqu'on peut regarder le rayon de lumière OA comme un arc de cercle, dont le rayon est $\frac{mk}{\cos \theta}$, que nous nomerons $= g$, de sorte que $g = \frac{mk}{\cos \theta} = \frac{13333333}{\cos \theta}$ toises, & puisque l'arc AO fait avec la horizontale AD un angle $= \theta$, on n'a qu'à prendre l'angle $CAG = \theta$ & le centre de cet arc AO se trouvera en G à la distance $AG = g$. Soit F l'intersection de cette ligne AG avec la droite CO, & on aura l'angle $AFO = \theta + \Phi$, que nous nommerons pour abréger $= \eta$, de sorte que $\eta = \theta + \Phi$, & le triangle CAF nous donnera $CF = \frac{a \sin \theta}{\sin \eta}$ & $AF = \frac{a \sin \Phi}{\sin \eta}$, d'où

On tire ensuite sur la droite OC prolongée du point G la perpendiculaire GK, & puisque dans le triangle GTK on a le côté FG = f & l'angle GFK = AFO = η, on aura la perpendiculaire GK = f sin. η & l'intervalle FK = f cos. η. Enfin qu'on tire aussi la ligne GO, & puisque GO = AG = g, le triangle rectangle GKO nous fournit le côté OK = √(gg - ff sin. η²), d'où, retranchant l'intervalle DK = DF + FK = a - $\frac{a \sin. \theta}{\sin. \eta}$ + f cos. η, il restera la hauteur cherchée DO = √(gg - ff sin. η²) - a + $\frac{a \sin. \theta}{\sin. \eta}$ - f cos. η.

Avant que de développer cette formule, appliquons notre calcul à un cas déterminé, où la distance AD = s soit = 24000 Toises, & O le sommet d'une montagne, qui paroisse élevée en A au dessus de l'horison sous un angle θ = 3°. 20'. Dans ce cas là pour trouver OG on n'a qu'à diviser 13333333 par cos. 3°. 20', ce qui donne OG = g = 13355930; ensuite à cause de Φ = $\frac{s}{g}$ on trouve Φ = 25' 14", par conséquent η = 3°. 45' 14" & partant on trouvera CF = AF, de la manière suivante:

1 a = 6, 5144543	1 a = 6, 5144543
1 sin. θ = 8, 7645111	1 sin. Φ = 7, 8656968
5, 2789654	4, 3801511
1 sin. η = 8, 8160480	1 sin. η = 8, 8160480
1 CF = 6, 4629174	1 AF = 5, 5641031
CF = 2903470 toises	AF = 366523 toises

d'où

d'où l'on tire l'intervalle $DF = 365827$ toises; ensuite pour le triangle GFK on aura $FG = f = 12989407$ & de là $GK = 850427$. & $FK = 12961540$ toises & partant $DK = 13327367$. Maintenant pour calculer l'intervalle OD cherchons d'abord l'angle $GOR = \psi$, dont on connoît le sinus, sçavoir $\sin \psi = \frac{GK}{GO} = \frac{f \sin \eta}{g}$, d'où l'on tire cet angle $\psi = 3^\circ.39'$, & il est clair, qu'il y aura $OK = g \cos \psi = 13328840$; de là retranchons l'intervalle trouvé $DK = 13327367$, & nous aurons la hauteur cherchée $DO = 1473$ toises.

De cet exemple il est évident, que les angles Φ , θ & η sont ordinairement très petits, de sorte que pour leur sinus on peut substituer les angles mêmes. Introduisons en général l'angle $GOK = \psi$, pour que $g \sin \psi = f \sin \eta$, ou bien $g \psi = f \eta$ & partant $\psi = \frac{f \eta}{g}$. De là on aura l'intervalle $DO = g \cos \psi - a + \frac{a \theta}{g} - f \cos \eta$. Mettons donc $\cos \psi = 1 - \frac{1}{2} \psi^2$ & $\psi = \frac{f \eta}{g}$ pour avoir

$$DO = g - \frac{ff\eta\eta}{2g} - a + \frac{a\theta}{g} - f \cos \eta$$

& en mettant au lieu de f la valeur $g - \frac{a\Phi}{\eta}$ & partant $g - f = \frac{a\Phi}{\eta}$ on aura $DO = \frac{1}{2} f \eta \eta \left(1 - \frac{f}{g} \right) = \frac{af\Phi\eta}{2g}$.

Voici donc une formule assez simple, qui nous exprime la hauteur cherchée DO , qui est ouvertement proportionnelle à l'angle Φ , ou bien à l'espace s & à l'angle $\eta = \theta + \Phi$. Mettant donc au lieu de $a\Phi$ sa valeur s , nous aurons $DO = \frac{fs\eta}{2g}$: ensuite puisque $f = g - \frac{a\Phi}{\eta} = g - \frac{s}{\eta}$, nous aurons $\frac{f}{g} = 1 - \frac{s}{g\eta}$; & puisque $g = \frac{mk}{\delta \cos \theta}$, nous aurons $\frac{f}{g} = 1 - \frac{\delta s \cos \theta}{mk\eta}$. Cette valeur substituée donne l'intervalle $DO = \frac{s\eta}{2} - \frac{\delta s s \cos \theta}{2mk}$.

Or

Mais la formule, que nous venons de trouver pour la hauteur DO est ouvertement fautive. Pour s'en assurer on n'a qu'à considérer le cas, où la distance AO est extrêmement petite & où par conséquent l'observation ne sauroit être troublée ni par la courbure de la Terre ni par celle du rayon de lumière, de sorte que dans ce cas on doit trouver $DO = s \tan \theta$ ou bien, si l'angle θ est très petit, $DO = s \theta$, à cause de $\theta = \theta$. Or nous le même cas (à cause de $\theta = \theta$) d'où il s'ensuit $\frac{f}{g} = 1 - \frac{s \theta}{g}$ (infiniment petit) la formule trouvée nous donneroit $DO = \frac{s \theta}{2}$, qui n'est que la moitié de la valeur véritable. Cependant on ne trouve presque aucune faute dans le raisonnement, qui nous a conduit à cette formule: mais puisque nous avons employées plusieurs approximations, il n'y a aucun doute, qu'elle manque d'exactitude. Il faut donc développer plus soigneusement ce calcul extrêmement délicat, & rien négliger de ce qui pourroit contribuer la moindre chose à la détermination de la hauteur cherchée DO , & c'est ce qui sera l'objet des recherches suivantes.

D'abord je remarque, que puisque nous avons trouvé $g = \frac{4a}{\cos \theta}$ il y aura à fort peu près $g = \frac{4a}{\cos \theta}$; car ayant trouvée dans le calcul du cas rapporté ci-dessus, où $\theta = 0$, la valeur de $g = 13333333$, qui est à peu près le quadruple du rayon de la Terre, nous aurons assez exactement le rayon de courbure $g = \frac{4a}{\cos \theta}$ & partant toujours plus grand que $4a$. En second lieu j'observe qu'on ne sauroit tirer les approximations que de l'extrême petitesse de l'angle θ , puisque les angles θ & η pourroit bien devenir assez considérables en certains cas; de sorte

qu'il ne seroit plus permis de supposer $\sin. \eta = \eta$ & $\cos. \eta = 1 - \frac{1}{2} \eta^2$, comme nous faisons tantôt. Cela remarqué, puisqu'il s'agit de trouver l'intervalle $DO = OK - DK$, développons séparément tant la valeur de OK que celle de DK . Or nous avons vu que $OK = \sqrt{gg - ff \sin. \eta^2}$, & puisque $f = g - \frac{s}{\sin. \eta}$, nous aurons $f \sin. \eta = g \sin. \eta - s$, ce qui étant substitué nous donne

$$OK = \sqrt{g^2 \cos. \eta^2 + 2gs \sin. \eta - s^2}$$

Ici on voit que le premier terme surpasse très considérablement les deux autres; d'où en extrayant la racine par approximation nous aurons

$$OK = g \cos. \eta + s \frac{\sin. \eta}{g \cos. \eta}$$

où il sera même permis de rejeter le dernier terme.

De la même manière ayant trouvé l'intervalle

$$DK = a - \frac{a \sin. \theta}{\sin. \eta} + f \cos. \eta$$

si nous substituons au lieu de f sa valeur $g - \frac{s}{\sin. \eta}$, cet intervalle deviendra

$$DK = a - \frac{a \sin. \theta}{\sin. \eta} + g \cos. \eta - s \cot. \eta$$

& partant $\sin. \theta = \sin. \eta - \Phi \cos. \eta$, à cause de Φ quasi infiniment petit, nous aurons

$$DK = g \cos. \eta + \frac{a \Phi \cos. \eta}{\sin. \eta} - s \cot. \eta = g \cos. \eta$$

Retranchons donc cette valeur de la précédente & il restera la hauteur cherchée $DO = s \frac{\sin. \eta}{g \cos. \eta}$, ou bien à fort peu près $DO = s \frac{\sin. \eta}{g}$, expression qui est parfaitement bien d'accord avec le cas marqué ci-dessus, puisque les angles θ & η ne diffèrent que de l'angle extrêmement petit Φ . Ayant trouvée cette formule si simple faisons en l'application au cas rapporté ci-dessus, où nous avons supposé $s = 24000$ Toises, l'Angle $\theta = 3^\circ 20'$ & $\eta = 3^\circ$.

$\eta = 3^{\circ} 45' 14''$, & ces deux valeurs nous donnent la hauteur $DO = 1574,7$, qui est plus grande que celle que nous avons trouvée auparavant; mais dans cet exemple l'observation s'élève aussi à une si grande distance que nous n'aurions pas dû négliger le dernier terme $\frac{ss}{g \cos. \eta}$ dans l'expression DO , qui, à cause de $g = \frac{ss}{\cos. \theta}$, devient $\frac{ss \cos. \theta}{s a \cos. \eta}$, ou fort à peu près $\frac{s}{a}$, dont la valeur se trouve de 22 Toises, qui étant ôtées de la première partie laissent la hauteur $DO = 1552$ Toises. Cependant la différence est encore très considérable; mais il faut ici bien remarquer, que la moindre faute commise dans le premier calcul logarithmique a nécessairement dû produire une erreur très considérable dans la hauteur DO .

Nous pourrons donc employer avec meilleur succès la dernière formule pour la hauteur: $DO = s \operatorname{tang.} \eta - \frac{ss \cos. \theta}{s a \cos. \eta}$ dont l'application dans chaque cas est si aisée, qu'il seroit superflu de construire des tables, pour en faciliter les opérations. Car l'observation donne d'abord dans chaque cas tant la distance horizontale $AD = s$ que l'angle d'élevation $DAO = \theta$; ensuite par le moyen du rayon de la Terre $CA = a$ on n'a qu'à chercher l'angle $ACO = \phi = \frac{s}{a}$, qui étant ajoutée à l'angle θ nous donne l'angle η , d'où l'on calculera aisément la valeur de la formule trouvée, par rapport à la quelle il faut remarquer, que le dernier terme de notre formule $\frac{ss \cos. \theta}{s a \cos. \eta}$ renferme l'effet de la réfraction, puisque il évanouiroit ouvertement, si le rayon venoit en ligne droite; car alors on auroit $g = \infty$ & partant le dernier terme $\frac{ss}{g \cos. \eta} = 0$.

Evolution de l'équation différentielle trouvée

ci-dessus : $\frac{dt}{dx} = \frac{de}{e^{mk}} \cdot \frac{dx}{dz}$

L'intégration de cette équation, nous fournit d'abord

$t = \text{const.} - \delta e^{-\frac{x}{mk}}$, où pour déterminer la constante

Tab. II.
Fig. 4.

on n'a qu'à considérer le cas, où le point indéterminé Z

tombe en A & partant $x = 0$. Puis donc que t exprime

la perpendiculaire tirée du centre de la Terre sur la tan-

gente de la courbe en Z, en prenant Z en A, cette per-

pendiculaire deviendra $a \sin. \zeta$, à cause de l'angle $BAO = \zeta$.

Or posons cette perpendiculaire $a \sin. \zeta = b$, & il est clair

que faisant $x = 0$ il doit devenir $t = b$, d'où l'on tire

cette équation : $tb = \text{Const.} - \delta$ & partant $C = \delta + tb$; d'où

l'ordre équation intégrée sera $\frac{t}{b} = \delta (1 - e^{-\frac{x}{mk}})$; ou il faut

remarquer que plus la hauteur x augmente, plus la

valeur de $e^{-\frac{x}{mk}}$ sera diminuée.

Posons pour abréger $1 - e^{-\frac{x}{mk}} = v$, de sorte que

tant que la hauteur x est peu considérable par rapport à

$mk = 4000$ Toises, on aura à fort peu près $v = \frac{x}{mk}$

ou pour les observations ordinaires, où la distance AO

n'est pas fort considérable, on peut toujours supposer $v = \frac{x}{mk}$

de là nous aurons cette équation : $\frac{t}{b} = \delta v$ & partant

$t = b \delta v$

Maintenant puisque δ est une fraction extrêmement

petite, nous aurons assez exactement $t = b (1 + \delta v)$ ou

bien $t = b (1 + \frac{\delta x}{mk} - \frac{\delta x^2}{2 m^2 k^2})$. Or nous avons vu ci-des-

sus,

us, que $d\Phi = \frac{t dx}{2\sqrt{z-zt}}$, où $z = a+x$ & $dz = dx$, de sorte que $d\Phi = \frac{t dx}{(a+x)\sqrt{(a+x)^2 - t}}$. Il s'agit donc de trouver l'intégrale de cette formule, qu'il faut déterminer en sorte que faisant $x=0$ & partant $t=b$, il devienne $\Phi=0$; & ayant trouvé cette intégrale on n'a qu'à supposer l'angle Φ égal à l'angle $A C O$, dont la mesure est l'arc $A D$ divisé par le rayon de la Terre $A C = a$, & alors on en doit tirer la valeur de x . Après donc avoir fait les substitutions de t , en négligeant le terme $\frac{dx^2}{2mk^2}$, on aura à intégrer cette équation :

$$d\Phi = \frac{b(1 + \frac{dx}{mk}) dx}{(a+x)\sqrt{(a+x)^2 - b}}$$

Pour trouver cette intégrale considérons d'abord le cas $d=0$, pour avoir l'équation $d\Phi = \frac{b dx}{(a+x)\sqrt{(a+x)^2 - b}}$, ou en mettant au lieu de $a+x$ la valeur z , nous aurons $d\Phi = \frac{b dz}{z\sqrt{z^2 - b}}$. Soit à présent $a+x = \frac{b}{u}$ de sorte que $dx = -\frac{b du}{u^2}$ & on aura $d\Phi = \frac{du}{\sqrt{1-u}}$ dont l'intégrale est

$$= A \sin u = A \sin \frac{b}{a+x} + C = \Phi,$$

on pour déterminer la constante C on n'a qu'à faire $x=0$ & $\Phi=0$, ce qui donne $(C = A \sin \frac{b}{a} = \zeta)$, de sorte que nous aurons $\Phi = A \sin \frac{b}{a+x}$ de là il s'ensuit $A \sin \frac{b}{a+x} = \zeta - \Phi$ & par conséquent $\frac{b}{a+x} = \sin(\zeta - \Phi)$ & enfin la hauteur $\frac{b - a \sin(\zeta - \Phi)}{\sin(\zeta - \Phi)}$. Cette formule exprimerait la véritable valeur de x , s'il n'y avoit point de réfraction: d'ailleurs à l'aine de $b = a \sin \zeta$ elle se change en celle-ci $x = \frac{a \sin \zeta}{\sin(\zeta - \Phi)} - a$.

Donc puisque l'angle Φ est toujours très petit, on aura

$\sin. (\zeta - \Phi) = \sin. \zeta - \Phi \cos. \zeta$ & réciproquement

$$\frac{\sin. (\zeta - \Phi)}{\sin. \zeta} = \frac{\sin. \zeta - \Phi \cos. \zeta}{\sin. \zeta} = 1 - \frac{\Phi \cos. \zeta}{\sin. \zeta}$$

ce qui donne $x = \frac{a \Phi \cos. \zeta}{\sin. \zeta}$, ou bien en mettant Parc

A.D. = s, à cause de $a \Phi = s$, nous aurons $x = s \cot. \zeta$,

où la courbure de la Terre n'entre pas en considération,

mais pour en tenir compte on peut supposer l'angle

$\zeta - \Phi = \psi$, pour avoir $\zeta = \Phi + \psi$ & partant

$$\sin. \zeta = \sin. \psi + \Phi \cos. \psi$$

& on aura

$$x = \frac{a \Phi \cos. \psi}{\sin. \psi} = s \cot. \psi;$$

ou bien sans recourir aux approximations on aura plus exactement

$$x = \frac{a \sin. \frac{1}{2} \Phi \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)}$$

$$x = \frac{s \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)}$$

En poursuivant le calcul de la même manière pour le cas, où δ n'est pas évanescent, mettons d'abord au lieu de $a + x$, pour avoir

$$d\Phi = \frac{b dz (1 + \frac{\delta x}{mk})}{z \sqrt{zz - bb} (1 + \frac{\delta x}{mk})^2}$$

Développons le dénominateur de cette formule, ou

le radical $(zz - bb - \frac{2\delta bb x}{mk})^{-\frac{1}{2}}$, qui sera par l'évolution

$$(zz - bb)^{-\frac{1}{2}} + \frac{\delta bb x}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

cette valeur étant substituée,

en mettant à part les termes affectés par δ^2 , nous fournit

$$d\Phi = \frac{b dz}{z \sqrt{zz - bb}} + \frac{\delta bb x dz}{mk z \sqrt{zz - bb}} + \frac{\delta x b^2 dz}{mk (zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

&

ce-ci se réduit à cette forme :

$$d\Phi = \frac{b dx}{z \sqrt{zz - bb}} + \frac{b \delta x}{mkz} \cdot \frac{zz dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

ou bien à

$$d\Phi = \frac{b dx}{z \sqrt{zz - bb}} + \frac{\delta b x}{mk} \cdot \frac{z dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

Nous voyons donc que la valeur de $d\Phi$ est composée de deux parties, dont la première a donnée par intégration $\zeta - A \sin \frac{b}{z}$. Pour l'autre partie mettons $x = z - a$ & elle se décompose en ces deux membres :

$$\frac{\delta a b}{mk} \cdot \frac{z dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}} + \frac{\delta b}{mk} \cdot \frac{zz dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

dont le premier est absolument intégrable, donnant

$$+ \frac{\delta a b}{mk} \cdot \frac{1}{\sqrt{zz - bb}}$$

de sorte que tout revient maintenant à intégrer la formule

$$\int \frac{zz dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}} = \int \frac{dz}{\sqrt{zz - bb}} + bb \int \frac{dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}}$$

dont le premier membre dépend des logarithmes & donne

$$\int \frac{dz}{\sqrt{zz - bb}} = \int \frac{dz}{z + \sqrt{zz - bb}}$$

& l'autre donne absolument

$$\int \frac{bb dz}{(zz - bb)^{\frac{3}{2}}} = \frac{z}{\sqrt{zz - bb}}$$

Ramassons ces parties ensemble & nous aurons

$$\Phi = C + \zeta - A \sin \frac{b}{z} - \frac{\delta b z}{mk \sqrt{zz - bb}} + \frac{\delta b}{mk} l(z + \sqrt{zz - bb}) + \frac{\delta a b}{mk} \cdot \frac{1}{\sqrt{zz - bb}}$$

ou bien

$$\Phi = C - \frac{\delta b z}{mk \sqrt{zz - bb}} + \zeta - A \sin \frac{b}{z} + \frac{\delta b}{mk} l(x + \sqrt{zz - bb})$$

Pour

Pour trouver la constante faisons $x = 0$, $z = a$ & $\Phi = 0$ & puisque $A \sin \frac{b}{a} = \zeta$, nous aurons

$$C = -\frac{\delta b}{mk} \sqrt{a^2 - b^2}$$

qui, à cause de $b = a \sin \zeta$ & $\sqrt{a^2 - b^2} = a \cos \zeta$, se réduit à $C = -\frac{\delta b}{mk} a (1 + \cos \zeta)$; par conséquent nous aurons l'équation suivante:

$$\Phi = \zeta - \frac{\delta b x}{mk \sqrt{z^2 - b^2}} - A \sin \frac{b}{z} + \frac{\delta b}{mk} \frac{z + \sqrt{z^2 - b^2}}{a(1 + \cos \zeta)}$$

Or il est évident, que, quoique on fasse $\Phi = \frac{\pi}{2}$, on ne sauroit jamais tirer de cette équation la juste valeur de x ou de z : cette circonstance nous oblige, de nous arrêter à la simple solution que nous avons donnée ci-dessus.

Mais puisque nous avons trouvée pour le cas $\delta = 0$, où la réfraction évanouit, cette équation: $x = \frac{a \sin \zeta}{\sin(\zeta - \Phi)} - a$ & partant $z = \frac{a \sin \zeta}{\sin(\zeta - \Phi)}$, nous mettrons pour abrégé $\zeta - \Phi = \psi$, pour avoir $z = \frac{a \sin \zeta}{\sin \psi}$. Soit ensuite (en tenant compte de la réfraction) $z = \frac{a \sin \zeta}{\sin \psi} + \omega$, de sorte que ω renferme l'effet de la réfraction, qui étant extrêmement petit, on pourra regarder ω comme la différentielle de z , & il fera bon de remarquer, que l'expression $z = \frac{a \sin \zeta}{\sin \psi}$ est rigoureusement vraie dans le cas $\delta = 0$ & ne renferme aucune approximation.

Substituons donc maintenant dans la dernière équation que nous venons de trouver cette valeur $\frac{a \sin \zeta}{\sin \psi} + \omega$ au lieu de z , & puisque ω est supposé quasi infiniment petit, il suffira de mettre $z = \frac{a \sin \zeta}{\sin \psi}$ dans les termes affectés par δ . Cela remarqué faisons d'abord cette substitution dans les termes de notre équation, qui ne renfer-

ment

ment point δ , qui font $\Phi = \zeta - A \sin. \frac{b}{z}$, où $b = a \sin. \zeta$,
 & puisque en général $A \sin. (v + dv) = A \sin. v + \frac{dv}{\sqrt{1-v^2}}$
 nous avons ici $v = \frac{b}{z}$ & partant

$$dv = -\frac{b dz}{z^2} = -\frac{b \omega}{z^2} \text{ \& } \sqrt{1-v^2} = \frac{\sqrt{z^2 - bb}}{z}$$

Posant donc $z = \frac{a \sin. \zeta}{\sin. \psi}$, nous aurons $v = \sin. \psi$ & par-
 tant $A \sin. v = \psi = \zeta - \Phi$; ensuite nous aurons

$$dv = -\frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta} \text{ \& } \sqrt{1-v^2} = \cos. \psi;$$

de sorte que $\frac{dv}{\sqrt{1-v^2}} = -\frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \psi}$. Ces valeurs étant sub-
 stituées nous fournissent

$$\Phi = \zeta - \zeta + \Phi + \frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \psi} \text{ ou bien } 0 = \frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \psi},$$

ou il faut encore ajouter les termes qui sont affectés par δ .

Puisque dans ces termes il suffit de mettre $z = \frac{a \sin. \zeta}{\sin. \psi}$,
 & cause de $b = a \sin. \zeta$ nous aurons $\sqrt{z^2 - bb} = a \sin. \zeta \cot. \psi$;
 par conséquent le terme

$$\frac{\delta b^2 x}{m k \sqrt{z^2 - bb}} \text{ nous donnera } -\frac{\delta}{m k} \cdot \frac{a (\sin. \zeta - \sin. \psi)}{\cos. \psi}$$

Mais pour le dernier terme qui est

$$\frac{\delta b \sqrt{z^2 - bb}}{m k a (1 + \cos. \zeta)}$$

$$z + \sqrt{z^2 - bb} = \frac{a \sin. \zeta}{\sin. \psi} (1 + \cos. \psi) \text{ \& partant}$$

$$\frac{z + \sqrt{z^2 - bb}}{a (1 + \cos. \zeta)} = \frac{\sin. \zeta}{\sin. \psi} \cdot \frac{1 + \cos. \psi}{1 + \cos. \zeta}$$

Or cette formule se réduit à celle-ci

$$1 + \frac{\sin. \zeta - \sin. \psi + \sin. (\zeta - \psi)}{\sin. \psi (1 + \cos. \zeta)}$$

mais puisqu'il y a $\sin. (\zeta - \psi) = \sin. \Phi$ & Φ extreme-
 ment petit, il y aura $\sin. \psi = \sin. \zeta - \Phi \cos. \zeta$, d'où l'ex-
 pression prendra la forme suivante:

$$1 + \frac{\sin. \zeta - \sin. \zeta + \Phi \cos. \zeta + \Phi}{\sin. \psi (1 + \cos. \zeta)} = 1 + \frac{\Phi}{\sin. \psi}$$

dont le logarithme, à cause de Φ extrêmement petit sera affés exactement $\frac{\Phi}{\sin. \psi}$, desorte que le dernier terme se réduit à $\frac{\delta a \sin. \zeta}{m k} \cdot \frac{\Phi}{\sin. \psi}$. Ajoutons ces valeurs à l'équation précédente & nous aurons cette équation :

$$0 = \frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \psi} - \frac{\delta}{m k} \cdot \frac{a (\sin. \zeta - \sin. \psi)}{\cos. \psi} + \frac{\delta a \sin. \zeta}{m k} \cdot \frac{\Phi}{\sin. \psi}$$

qui à cause de $\sin. \zeta - \sin. \psi = \Phi \cos. \zeta$ se réduit à celle-ci :

$$0 = \frac{\omega \sin. \psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \psi} + \frac{\delta a}{m k} \cdot \frac{\Phi \sin. \psi}{\sin. \psi \cos. \psi} ;$$

d'où l'on tire la valeur $\omega = -\frac{\delta a a}{m k} \cdot \frac{\Phi^2 \sin. \zeta}{\sin. \psi^3}$, & puisque nous avons mise la distance horifontale $AD = a \Phi = s$, nous aurons la valeur $\omega = -\frac{\delta}{m k} \cdot \frac{s s \sin. \zeta}{\sin. \psi^3}$.

A cause de la réfraction nous aurons donc

$$z = \frac{a \sin. \zeta}{\sin. \psi} - \frac{\delta}{m k} \cdot \frac{s s \sin. \zeta}{\sin. \psi^3} ,$$

d'où nous concluons la hauteur de l'objet au dessus du vray horifon, c'est à dire

$$DO = x = \frac{a (\sin. \zeta - \sin. \psi)}{\sin. \psi} - \frac{\delta}{m k} \cdot \frac{s s \sin. \zeta}{\sin. \psi^3} .$$

Or nous avons trouvé ci-dessus $\frac{m k}{\delta} = 4 a$, d'où, en faisant usage de la réduction assignée, sçavoir :

$$\frac{a (\sin. \zeta - \sin. \psi)}{\sin. \psi} = \frac{s \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)} ,$$

nous aurons la hauteur cherchée

$$DO = x = \frac{s \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)} - \frac{s s \sin. \zeta}{4 a \sin. (\zeta - \Phi)^2} ,$$

où le dernière membre $\frac{s s \sin. \zeta}{4 a \sin. (\zeta - \Phi)^2}$ est l'effet de la réfraction. Or ayant supposé ci-dessus, que le rayon de lumière OA ait partout la même courbure, nous avons trouvé cet effet $= \frac{s s \cos. \theta}{8 a \cos. \eta}$ où

$$\theta = 90^\circ - \zeta \text{ \& \ } \eta = \theta + \Phi = 90^\circ - \psi = 90^\circ - (\zeta - \Phi)$$

en

en introduisant dans cette formule $\frac{s \cos. \theta}{s \cos. \eta}$ au lieu des angles η & θ les élémens présens ζ & Φ nous obtenons celle-ci: $\frac{s \sin. \zeta}{s a \sin. (\zeta - \Phi)}$.

Nous voyons que cette formule diffère trop de la précédente, pour qu'on en puisse attribuer la cause à quelque défaut de la première hypothèse de courbure uniforme, qui ne sauroit jamais manquer pour des petites distances; d'où il faut conclure, que nous n'avons pas poussée assez loin l'approximation dans la dernière recherche.

En effet, puisque nous voyons, que la valeur de ω est déterminée par le quarré du petit angle Φ , il est évident, que nous aurions dû pousser les approximations jusqu'à la seconde puissance de Φ . Ainsi puisque $\psi = \zeta - \Phi$ & partant exactement $\sin. \psi = \sin. \zeta \cos. \Phi - \cos. \zeta \sin. \Phi$, nous pouvons bien mettre comme auparavant $\sin. \Phi = \Phi$, mais au lieu de $\cos. \Phi$ nous devons écrire $1 - \frac{1}{2} \Phi^2$, de sorte qu'il y ait $\sin. \psi = \sin. \zeta - \Phi \cos. \zeta - \frac{1}{2} \Phi \sin. \zeta$. Or cela ne produit aucune différence dans la réduction de la première partie de notre équation; mais dans les parties affectées par δ , la première ayant été réduite à cette forme: $\frac{\delta a}{m^k} \frac{\sin. \zeta - \sin. \psi}{\cos. \psi}$, l'approximation exposée nous donnera $\frac{\delta a}{m^k} \left(\frac{\Phi \cos. \zeta}{\cos. \psi} + \frac{\Phi \sin. \zeta}{2 \cos. \psi} \right)$; ensuite l'autre partie logarithmique a été réduite à

$$\frac{\delta b}{m^k} \ln \left(1 + \frac{\sin. \zeta - \sin. \psi + \sin. (\zeta - \psi)}{\sin. \psi (1 + \cos. \zeta)} \right),$$

qui à cause de $\sin. \zeta - \sin. \psi = \Phi \cos. \zeta + \frac{1}{2} \Phi \sin. \zeta$ & $\sin. (\zeta - \psi) = \Phi$ se réduit à la forme suivante:

$$\frac{\delta a \sin. \zeta}{m^k} \ln \left(1 + \frac{\Phi + \Phi \cos. \zeta + \frac{1}{2} \Phi^2 \sin. \zeta}{\sin. \psi (1 + \cos. \zeta)} \right)$$

V 2

d'où

d'où l'on voit que cette dernière fraction est extrêmement petite, & partant, si nous écrivons au lieu de cette fraction la lettre α , pour avoir $1(1 + \alpha)$ en montant jusqu'à la seconde puissance de Φ nous aurons $1(1 + \alpha) = \alpha - \frac{1}{2} \alpha \alpha$, par conséquent, puisque

$$\alpha = \frac{\Phi}{\sin. \Psi} + \frac{\Phi \sin. \zeta}{2 \sin. \Psi (1 + \cos. \zeta)} \quad \& \quad -\frac{1}{2} \alpha \alpha = -\frac{\Phi \Phi}{2 \sin. \Psi^2}$$

cette dernière partie nous donnera

$$\frac{\delta a \sin. \zeta}{m k} \left(\frac{\Phi}{\sin. \Psi} + \frac{\Phi \sin. \zeta}{2 \sin. \Psi (1 + \cos. \zeta)} - \frac{\Phi \Phi}{2 \sin. \Psi^2} \right).$$

Mettant donc ces valeurs au lieu de ces formules, notre équation pour déterminer la quantité ω fera

$$0 = \frac{\omega \sin. \Psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \Psi} - \frac{\delta a}{m k} \left(\frac{\Phi \cos. \zeta}{\cos. \Psi} + \frac{\Phi \sin. \zeta}{2 \cos. \Psi} + \frac{\delta a}{m k} \left(\frac{\Phi \sin. \zeta}{\sin. \Psi} + \frac{\Phi \sin. \zeta^2}{2 \sin. \Psi (1 + \cos. \zeta)} - \frac{\Phi \Phi \sin. \zeta}{2 \sin. \Psi^2} \right) \right).$$

Joignons ensemble les deux membres qui ne contiennent que les Φ , qui donneront $\frac{\Phi \Phi}{\sin. \Psi \cos. \Psi}$, de sorte que notre équation fera:

$$0 = \frac{\omega \sin. \Psi^2}{a \sin. \zeta \cos. \Psi} + \frac{\delta a \Phi \Phi}{m k} \left\{ \frac{\sin. \Psi \cos. \Psi}{\sin. \zeta} + \frac{\sin. \zeta^2}{2 \sin. \Psi (1 + \cos. \zeta)} - \frac{\sin. \zeta}{2 \cos. \Psi} - \frac{\sin. \zeta}{2 \sin. \Psi^2} \right\}.$$

Maintenant on peut hardiment supposer $\Psi = \zeta$, étant déjà parvenu au quarré $\Phi \Phi$, puisque la différence monteroit à une puissance encore plus haute de Φ ; & on peut faire la même chose dans la première partie qui contient ω , d'où nous parvenons à cette équation:

$$0 = \frac{\omega \sin. \zeta}{a \cos. \zeta} + \frac{\delta a \Phi \Phi}{m k} \left(\frac{1}{\sin. \zeta \cos. \zeta} + \frac{\sin. \zeta}{2(1 + \cos. \zeta)} - \frac{\sin. \zeta}{2 \cos. \zeta} - \frac{1}{2 \sin. \zeta} \right).$$

Ici il est bon de remarquer que le terme $\frac{\sin. \zeta}{2(1 + \cos. \zeta)}$ se réduit à

$$\frac{\sin. \zeta^2}{2 \sin. \zeta (1 + \cos. \zeta)} = \frac{1 - \cos. \zeta}{2 \sin. \zeta}, \text{ d'où notre équation devient:}$$

$$0 = \frac{\omega \sin. \zeta}{a \cos. \zeta} + \frac{\delta a \Phi \Phi}{2 m k} \left(\frac{2}{\sin. \zeta \cos. \zeta} - \frac{\cos. \zeta}{\sin. \zeta} - \frac{\sin. \zeta}{\cos. \zeta} \right)$$

qui

qui se réduit à celle-ci :

$$\omega = \frac{\omega \sin. \zeta}{a \cos. \zeta} + \frac{\delta a \Phi \Phi}{2 m k \sin. \zeta \cos. \zeta} \text{ d'où l'on tire enfin } \omega = - \frac{\delta a a \Phi \Phi}{a m k \sin. \zeta^2}.$$

Or nous avons trouvé ci-dessus $\frac{m k}{\delta} = 4 a$, & puis-
que $a \Phi = s$, nous aurons

$$\omega = - \frac{s s}{4 a \sin. \zeta^2} \text{ \& partant } z = \frac{a \sin. \zeta^3}{\sin. \psi} - \frac{s s}{4 a \sin. \zeta^2}.$$

d'où, retranchant le rayon de la Terre a , nous aurons
par la réduction employée ci-dessus

$$z = \frac{s \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)} - \frac{s s}{8 a \sin. \zeta^2}.$$

Cette valeur convient assez bien avec celle que la pre-
mière hypothèse a fournie, qui étoit

$$z = \frac{s \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi)}{\sin. (\zeta - \Phi)} - \frac{s s \sin. \zeta}{8 a \sin. (\zeta - \Phi)},$$

qui dans le cas où ζ est près de 90° & $\Phi = 0$ ne diffère
absolument rien de l'autre.

Appliquons à cette dernière formule le cas où $s = 24000$

Tois. $\Phi = 25^\circ. 14''$ $\zeta = 86^\circ. 40'$ & partant $\zeta - \Phi = 86^\circ.$
 $14'. 46''$ & $\zeta - \frac{1}{2} \Phi = 86^\circ. 27'. 23''$ & le calcul se fera
comme il suit :

$l s = 4, 3802112$	$l \frac{s}{a} = 1, 3428781$
$l \cos. (\zeta - \frac{1}{2} \Phi) = 8, 7910465$	$l \sin. \zeta = 9, 9992646$
$3, 1712577$	$1, 3421427$
$l \sin. (\zeta - \Phi) = 9, 9990672$	$l \sin. (\zeta - \Phi) = 9, 9990672$
$3, 1721905$	$1, 3430755$
1487 Toises.	22 Toises.
hauteur D O = 1465 Toises.	

Tab. II.
Fig. 8.

Mettons maintenant devant les yeux la dernière formule, que nous venons de trouver comme la plus exacte pour déterminer la hauteur d'un objet terrestre. Soit donc O l'objet dont on veut trouver l'élevation au-dessus de l'horison AD , ou bien la perpendiculaire DO , & en supposant l'observateur en A soit la distance horizontale $AD = s$, & que l'objet lui paroisse élevé au-dessus de l'horison de l'angle $DAO = \theta$, enforte que $\zeta = 90^\circ - \theta$. Qu'on cherche alors l'angle $\Phi = \frac{s}{a}$, où a marque le demi-diamètre de la Terre = 3269297 & la hauteur cherchée de l'objet fera:

$$DO = \frac{s \sin. (\theta + \frac{1}{2} \Phi)}{\cos. (\theta + \Phi)} - \frac{s s \cos. \theta}{8 a \cos. (\theta + \Phi)}$$

Dont l'application à chaque cas n'aura aucune difficulté.